

O'ZBEKISTON RESPUBLIKASI OLIY VA O'RTA MAXSUS  
TA'LIM VAZIRLIGI

O'RTA MAXSUS KASB-HUNAR TA'LIMI MARKAZI

---

**O. QO'SH MURODOV, B. SHUKURIDDINOV**

# **MINERALOGIYA VA PETROGRAFIYA**

*Kasb-hunar kollejlari talabalari uchun o'quv qo'llanma*

Toshkent  
«IQTISOD-MOLIYA»  
2010

**Taqrizchilar:** O‘zMU mineralogiya va geokimyo kafedrasи professori, g.m.f.d, **R.I.Koneyev**;  
TDTU geologiya, mineralogiya va petrografiya kafedrasи dotsenti, g.m.f.n. **K.A.Odilxonov**;  
S.Rahimov politexnika kasb-hunar kollejining katta o‘qituvchisi **R.G‘.Pirmuhamedov**

Qo‘shmurodov O.

**Mineralogiya va petrografiya.** O‘zbekiston Respublikasi olyи va o‘rta maxsus ta’lim vazirligi, O‘rta maxsus kasb-hunar ta’limi markazi. O.Qo‘shmurodov, B.Shukuriddinov. – T.: «IQTISOD-MOLIYA», 2010, - 240 b.

Shukuriddinov B.

**BBK.....**

O.Qo‘shmurodov, B.Shukuriddinov. Mineralogiya va petrografiya. Kasb-hunar kollejlarining «Foydali qazilmalar geologiyasi va qidiruv ishlari» ta’lim yo‘nalishi bo‘yicha geologiya qidiruv ishlari, geofizika ishlari va geologiya qidiruv quduqlarini burg‘ilash mutaxassisliklari uchun yozilgan va o‘quv dasturlariga mos keladi.

Mineralogiya bo‘limida kristallar va ularning eng asosiy xossalari, elementlari, kristallar panjarasi va simmetriyasi hamda singoniyalarining qisqacha bayoni, minerallar to‘g‘risida umumiy ma’lumot, ularning fizik xossalari hamda mavjud tasnif bo‘yicha eng asosiy minerallarning ta’rifi keltirildi. Petrografiya bo‘limida magmatik, cho‘kindi va metamorfik tog‘ jinslarining paydo bo‘lishi, struktura va teksturasi, yotish shakllari hamda tabiatda eng ko‘p uchraydigan jinslar ta’rifi berilgan.

O‘quv qo‘llanmadan foydali qazilma konlarini izlash va razvedka qilish bo‘yicha ishlayotgan barcha yosh mutaxassislar ham foydalanishlari mumkin.

## SO‘ZBOSHI

«Mineralogiya va petrografiya» o‘quv qo‘llanmasi kasb-hunar kollejlarining «Foydali qazilmalar geologiyasi va qidiruv ishlari» ta’lim yo‘nalishi bo‘yicha geologik qidiruv ishlari, geofizik ishlar va geologiya qidiruv quduqlarini burg‘ilash mutaxassisliklarining o‘quv dasturiga muvofik yozildi.

Qo‘llanmada kristallar, minerallar va tog‘ jinslari haqidagi barcha ma’lumotlarni davlat ta’lim standartlari, o‘quv dasturi va kollej o‘quvchilarining bilim darajasini hisobga olgan holda bayon qilishga harakat qilindi.

Qo‘llanma matnini tuzish va bayon qilishda mualliflar ko‘pchilik mutaxassislari qo‘llaydigan va tan olingan ma’lumotlar hamda geologik atamalardan foydalanib, soddadan murakkablikka o‘tish tamoyili asosida, o‘quvchining yoshiga mos keluvchi qiziqishlarini xisobga olgan holda ifoda qilishga asosiy e’tiborni qaratdilar. Mavzularda uchraydigan, chet tildan kirib kelgan ko‘pgina so‘z va atamalarning o‘zbek tilidagi ma’nosi imkon qadar keltirildi.

Mineralogiya bo‘limida 100 dan ortiq asosiy ma’dan va tog‘ jinsi hosil qiluvchi minerallar, petrografiya bo‘limida esa 40 yaqin tabiatda eng keng tarqalgan asosiy tog‘ jinslari ta’rifi berildi.

Ushbu qo‘llanmada dunyoda birinchi marta O‘zbekiston geolog olimlari va yirik mutaxassislari tomonidan kashf etilib, diyorimiz hududida topilgan minerallarning qisqacha tarifi berilgan.

Qo‘llanmani yozishda mualliflar hozirgi kungacha chop etilgan adabiyotlar va o‘z ma’ruza matnlaridan foydalandilar hamda ko‘p yillik pedagogik va ishlab chiqarish tajribalariga suyandilar.

Mualliflar qo‘llanmani tayyorlashda har taraflama amaliy yordam bergen mineralogiya va geokimyo kafedrasи muhandisi F.M.Sa’dulayevaga minnatdorchilik bildiradilar.

## KIRISH

«Mineralogiya» atamasi lotincha «minera» – «metall paydo qiluvchi tosh» va grekcha «logos» – «bilim, ta’limot» so‘zlaridan kelib chiqqan bo‘lib, minerallar haqidagi fan demakdir.

Hozirgi paytda «mineral» deb bir yoki bir necha kimyoviy elementlarning tabiiy birikmasiga aytildi. Ular yer po‘stida kechadigan xilma-xil fizik-kimyoviy jarayonlarda hosil bo‘ladi va qattiq, suyuq hamda gaz holatida uchraydi. Minerallar bir-biridan kimyoviy tarkibi va fizik xossalari (rangi, yaltirashi, qattiqligi, solishtima og‘irligi va h.k.) bilan ajralib turadi. Har qaysi mineral ma’lum bir fizik-kimyoviy sharoitlarda (ya’ni bosim, harorat va h.k.) vujudga keladi va geologik jarayonlarning rivojlanishi davomida tashqi ta’sir ostida parchalanib boshqa mineralga aylanishi yoki barqarorligicha qolishi mumkin.

Hozirgi vaqtida ma’lum bo‘lgan 3500 ga yaqin minerallarning juda ko‘pchiligi mineral xomashyo sifatida muhim amaliy ahamiyatga ega.

Bir turli minerallardan metallar (mis, rux, temir, qalay, qo‘rg‘oshin, volfram va boshqalar) ajratib olinsa, ularning boshqa turlari (olmos, kvars, asbestos, gips kabilar) o‘zining qimmatli fizik yoki kimyoviy xususiyatlari qarab ma’lum maqsadlarda qayta ishlanmasdan qo‘llaniladi yoki sanoat uchun zarur bo‘lgan birikmalar, qurilish materiallari kabilarni olish uchun ishlatiladi.

Shunday qilib, mineralogiya tabiiy kimyoviy birikmalar, ya’ni minerallar haqidagi fan bo‘lib, ularning tarkibi, xossalari, paydo bo‘lish sharoitlari va amaliy ahamiyatini o‘rganuvchi fandir.

Mineralogiyaning eng muhim vazifasi quyidagilardan iborat:

1. Minerallarni iqtisodiyotning turli tarmoqlaridan amalda ishlatish va yangi turlarini ochish maqsadida har tomonlama chuqur o‘rganish.

2. Minerallarning hosil bo‘lishi qonuniyatlarini aniqlash va bu qonuniyatlarni foydali qazilma konlarini izlash va razvedka qilish ishlarida qo‘llash maqsadida tekshirish.

«Petrografiya» atamasi grekcha «petros» – «qoya, tosh» va «grafo» – «chizaman, yozaman» so‘zlaridan olingan bo‘lib, tog‘ jinslari haqidagi fandir. Geologiyada «tog‘ jinslari» deganda yer po‘stini tashkil etgan qattiq, yumshoq, bo‘shoq va sochiluvchan massaga aytildi. «Tosh» so‘zi geologiyada ishlatilmaydi va u texnik va amaliy

nom hisoblanadi. Geologlar «tog‘ jinsi» tushunchasidan foydalanadilar. Shu tariqa «tog‘ jinsi» atamasi «tosh» so‘zidan farq qiladi va faqat qattiq bo‘lishi shart emas.

Tog‘ jinslarini minerallardan farqlay olish lozim. Minerallar tabiiy kimyoviy birikmalar va sof elementlardir. Ularni tog‘ jinslari «imoratini» tiklagan «g‘ishtlarga» qiyoslash mumkin.

Minerallar tog‘ jinslari tarkibida alohida zarracha va ayrim hollarda to‘liq chegaralangan kristallar ko‘rinishida uchraydi. Tabiatda 400 ga yaqin tog‘ jinslari mavjud bo‘lib, ulardan bir necha o‘ntasi keng tarqalgan hisoblanadi.

Xulosa qilib aytganda, tog‘ jinsi – ma’lum tuzilishi, fizik xossalari va hosil bo‘lishi geologik sharoitlari bilan ajralib turuvchi mineral zarralari to‘plamidir.

Tog‘ jinslari uch katta guruhga bo‘linadi:

1. Magmatik tog‘ jinslari.
2. Metamorfik tog‘ jinslari.
3. Cho‘kindi tog‘ jinslari.

Tog‘ jinslarini har tomonlama o‘rganish bilan petrografiya fani shug‘ullanadi. Petrografiya tog‘ jinslarining mineral va kimyoviy tarkibini, ularning tuzilishi, paydo bo‘lishi, geologik joylashuv sharoitlari, o‘zaro munosabatlari hamda ularning vaqt o‘tishi bilan o‘zgarishini o‘rganadi. Petrografiya eng muhim geologik fanlardan biri hisoblanadi. Chunki foydali qazilmalar to‘g‘risidagi ta’limot ana shu fanga asoslanadi.

Petrologiya fani petrografiya fanidan farqli ravishda faqat magmatik va metamorfik jinslarni o‘rganish bilan shug‘ullanadi.

Litologiya fani esa cho‘kindi tog‘ jinslari to‘g‘risidagi fan hisoblanadi.

Tog‘ jinslarini o‘rganish katta ilmiy va amaliy ahamiyatga ega. Tog‘ jinslari turli tuman metall, nometall va yonuvchi foydali qazilmalarni o‘z bag‘rida saqlovchi sig‘im hisoblanadi. Yuqoridagi foydali qazilmalarning paydo bo‘lishini bilish va izlab topish uchun ularni o‘rab turgan tog‘ jinslarining kelib chiqishi va geologik joylashuvini bilish talab etiladi. Bundan tashqari tog‘ jinslarining o‘zi ko‘p hollarda foydali qazilma bo‘lib xizmat qiladi (granit, ohaktosh, boksit, tuzlar, qumtosh, gil, ko‘mir va h.k.). Shu sababli mufassal petrografik tadqiqotlar olib bormasdan boshqa geologik izlanishlarni o‘tkazish mumkin emas.

Kelajagi buyuk davlatimiz – O‘zbekistonning mineral xomashyo bazasini yaratishda mineralogik va petrografik izlanishlar muhim ahamiyat kasb etadi. O‘zbek geologlari tomonidan olib borilayotgan mineralogik va petrografik tadqiqotlar foydali qazilma konlarini izlash ishlarini rejalashtirish va ko‘plab yangi ma’danli maydonlar hamda konlarni ochish uchun muhim ilmiy asos bo‘lib xizmat qiladi.

## **Mineralogiya va petrografiyaning rivojlanishi tarixidan lavhalar**

Insonning minerallar va tog‘ jinslari bilan tanishuvi uzoq qadimga borib taqaladi. Dastlabki ibridoiy jamoa tuzumidayoq toshlarning ahamiyati nihoyatda yuqori edi. Birinchi mehnat qurollari toshdan yasalgan bo‘lib, odamlar o‘zлari uchun foydali bo‘lgan toshlar va gillarni tosh davridayoq farqlay olganlar. Bu toshlar ular uchun himoyalanish, ov qilish va ro‘zg‘or yuritish hamda bezaklar uchun kerak bo‘lgan. Keyinchalik insoniyat qurilish uchun kerak bo‘ladigan tog‘ jinslarini qazib olish, mis, oltin, kumush, simob, qalay ma’danlarini aniqlash hamda qimmatbaho toshlarni izlab topishni o‘rgandi.

Minerallar va umuman geologiya to‘g‘risidagi eng dastlabki tushunchalar eramizdan avvalgi XX–XIX asrlarga taalluqli deb hisoblanadi. Bu davrda qadimgi Xitoyda «San Xey Din», ya’ni «tog‘ va dengizlar haqidagi qadimgi rivoyatlar» degan to‘plam tuzilgan. Dastlab uning ayrim qismlari suyak yog‘och va mineral taxtachalarga yozilgan. Unda oltin, kumush, qalay, mis, temir, magnetit, yashma, nefrit kabi jami 17 ta mineral haqida ma’lumot keltiriladi.

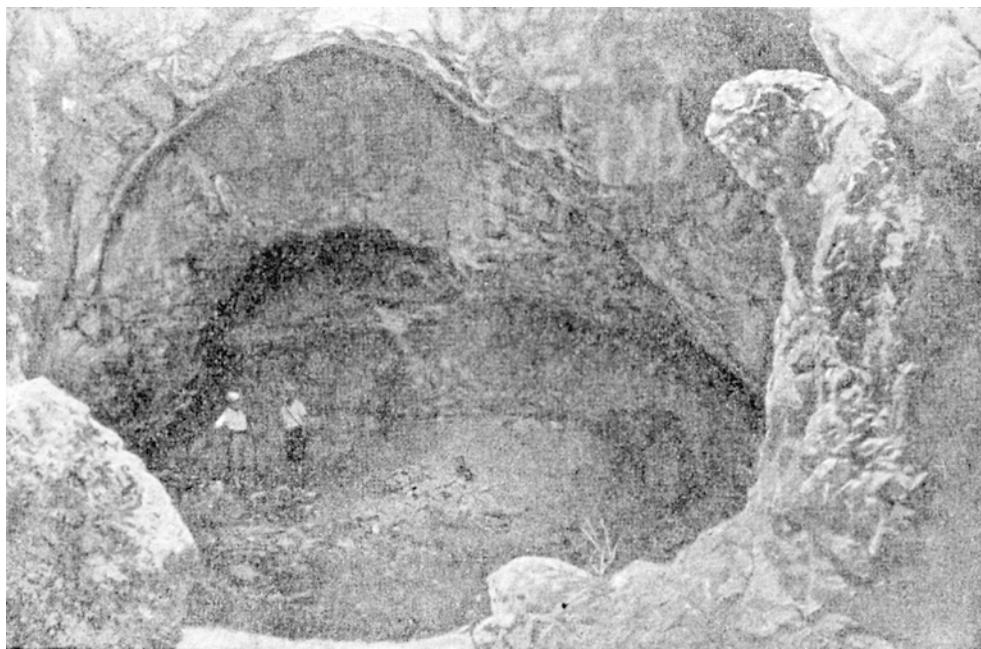
Birlashgan Millatlar Tashkilotining fan, maorif va madaniyat bo‘limi – YUNESKO tasdiqlagan eng qadimgi kitob hisoblanmish «Avesto»da «Yer dumaloq shaklda, uni uch ummon o‘rab turadi», deb ta’kidlangan. Bu kitobda yana Kontinentning dastlabki to‘rt unsuri – yer, suv, havo va olov ta’riflanadi.

Abu Rayhon Beruniy o‘zining «Qadimgi xalqlardan qolgan yodgorliklar» asarida: «Podshoh ibn Dono xazinasida Avestonning 12 ming qoramol terisiga tilla bilan bitilgan bir nusxasi bor edi», deb yozadi. Yer to‘g‘risida keltirilgan dastlabki bunday ma’lumotlar va ularning tilla bilan yozilishi eramizdan avvalgi olti minginchi yillarda vatandoshlarimizning tafakkuri naqadar yuksak bo‘lgani va tillani eritib, undan foydalanganligidan darak beradi.

Eramizdan avvalgi IV asrda grek faylasuf olimi Aristotel «toshlarni» guruhlarga ajratishga harakat qilgan.

Eramizning boshlarida sharq mamlakatlarida konchilik ishi ancha yuqori darajada rivojlangan bo‘lib, Markaziy Osiyoda qimmatbaho toshlar, qalay, simob, mis, qo‘rg‘oshin va kumush, ko‘mir, mineral buyoqlar qazib olingan. Bular haqida ko‘plab qadim laxmlar, eritish pechlari qoldiqlari va joy nomlari (Haydarkon, Qo‘rg‘oshinkon, Oltinsoy va boshqalar) dalolat beradi.

Tabiiyki, yerosti boyliklarini o‘zlashtirish bilan bir qatorda to‘plangan ma’lumotlarni umumlashtirish hamda minerallar va tog‘ jinslarini ta’riflash zaruriyati ham paydo bo‘lgan. Ana shunday vazifani bajargan qadimgi ulug‘ olimlardan biri xorazmlik bobokalonimiz Abu Rayhon Beruniy (972–1048-yy.) edi. Buyuk olim, matematik va astronom mineralogiya sohasida ham ishlagan mashhur tabiatshunos edi. U o‘zining «Qimmatbaho toshlar» haqidagi kitobida minerallarning o‘sha davr uchun ajoyib ta’rifini keltirgan. Buning muhim tomoni shundaki, Beruniy mineralogiya tarixida birinchi bo‘lib mineral turlarini aniqlashda ularning qattiqligi va solishtirma og‘irligi kabi muhim fizik xossalari qo‘llagan.



1-rasm. Haydarkon surma konidagi qadimgi lahim (Betexten A.G.).

Buxorolik buyuk ajdodimiz, faylasuf, dunyo tabibatining otasi, Beruniyning zamondoshi Abu Ali ibn Sino (980–1037-yy.) ham geo-

logiya, jumladan, mineralogiya fanining rivojlanishiga o‘zining ulkan hissasini qo‘shti. U o‘zining «Toshlar haqida risola» degan kitobida o‘sha davrda ma’lum bo‘lgan minerallarni to‘rt guruhga:

1. Tosh va tuproqlar;
2. Yonuvchi yoki oltingugurtli qazilmalar;
3. Tuzlar;
4. Metallarga ajratib tasniflangan.

Uning bu kitobi Evropada juda mashhur edi. Xuddi shu davrlarda Evropada esa diniy xurofot zulmatida ilmiy tafakkur mutlaqo to‘xtab qolgan edi.

Faqat XU1 asrga kelib Evropa adabiyotlarida mineralogiyaga oid juda ko‘p muhim ilmiy ishlar ko‘rina boshladi. Italiyalik V.Biroguchcho (1538-yilda vafot etgan), chekiyalik Georgiy Agrikola (1490–1555-yy.) mineralogiya bilimiga oid sermazmun ma’lumotlar berdilar. Garchi Agrikolaning minerallar tasnifi Ibn Sino tasnifidan uncha ko‘p farq qilmasa ham, birmuncha chuqur ishlangan edi. Agrikola mineral moddalarini yonuvchi foydali qazilmalar, tuproq, tuzlar, qimmatbaho toshlar, metallar va mineral aralashmalarga ajratadi. U minerallarning eng muhim belgilari: rangi, shaffofligi, yaltiroqligi, mazasi, hid, og‘irligi, qattiqligi va boshqa xususiyatlarining bat afsil ta’rifini beradi. Lekin minerallarning kimyoviy tarkibi haqidagi ma’lumotlar unda hali yo‘q edi.

Rossiyada geologiya va ayniqsa foydali qazilmalar sohasidagi bilimlarning rivojlanishidagi keskin yuksalish asosan XVI asrdan boshlanadi. Tog‘ ishlaridagi keskin burilish esa XVIII asr boshlarida, rus podshohi Pyotr I zamonida yuz bergan. Rus mineralogiyasining taraqqiyoti buyuk rus olimi M.V.Lomonosov (1711–1765-yy.) nomi bilan bog‘liqdir. U 1742-yilda minerallarni o‘rganishda va fanlari akademiyasining mineralogik muzey katalogini (ro‘yxatini) tuzishga kirishgan.

Taxminan XIX asrning o‘rtalarida kelib kristallografiya, mineralogiya va petrografiya mustaqil fan sifatida shakllana boshladi. Rus olimi D.I.Mendeleyev (1834–1907-yy.) kashf etgan kimyoviy elementlarning davriy jadvali yuzaga kelganidan keyingina minerallarni to‘g‘ri tasniflash mumkin bo‘ldi.

XIX asr oxirlarida va XX asrning boshlarida zo‘r berib o‘sayotgan sanoat, ayniqsa, metall ishlab chiqaruvchi sanoat texnikaning keng miqyosda rivojlanishi uchun sabab bo‘ldi va mineral xomashyo-

larni ko‘p miqdorda ishlatishni talab yettirdi. Bu, albatta, kristallografiya, mineralogiya, petrografiya, kimyo, fizika va boshqa fanlarning taraqqiy etishiga ham ta’sir qilgan.

Bu vaqtga kelib kristallografiya, mineralogiya va petrografiya fanlari sohasida ulug‘ rus olimlari, akademiklar N.I.Koksharov (1818–1892) va P.V.Eremeyev (1830–1899) juda sermahsul faoliyat ko‘rsatdilar.

Petrografiya fanining muhim rivojlanish bosqichi 1858-yilda ingliz olimi G.Sorbi tomonidan polyarizatsion mikroskopning ixtiro etishi bilan bog‘liqdir.

Tog‘ jinslarini tekshirish katta nazariy va amaliy ahamiyatga egadir. Petrografiya, umuman, butun, yer po‘stidagi yoki uning ayrim qismlaridagi tog‘ jinslarining kimyoviy va mineralogik tarkibini hamda kelib chiqishini o‘rganadi. Binobarin, petrografiya biror-bir rayonning geologik tarixini to‘g‘ri tasavvur qilishga yordam beradi. Shu bilan birlikda petrografik tekshirishlar natijasi ilgari topilgan foydali qazilmalarni to‘g‘ri baholash va yangi qazilmalarni qidirib topishga katta yordam beradi. Chunki barcha foydali qazilmalar tog‘ jinslarining bir qismi bo‘lib, shu tog‘ jinslari ichida uchraydi. Tog‘ jinslarining chuqur tekshirila boshlanishi va petrografiya fanining shakllanishiga ham qisman shu jinslarning foydali qazilmalari bilan uzviy bog‘liqligi sabab bo‘lgan.

Petrografiya fani mineralogiya yoki paleontologiyaga nisbatan ancha yosh fandir. Shunga qaramay, u juda tez o‘sdi va rivojlandi. Bunga petrografiya fanining, birinchidan, umumiyligi geologiya, ikkinchidan, mineralogiya fanlari bilan yaqindan aloqada ekanligi va, nihoyat, foydali qazilmalar haqidagi ta’limot bilan mustahkam bog‘langanligi sabab bo‘ldi. Petrografiya fanining o‘sishi uning tekshirish-tadqiqot usullarining takomillashishi bilan chambarchas bog‘liqdir.

Petrografiya usullarini takomillashtirish va uning nazariy negizlarini chuqur ilmiy ishlab chiqish ustida ko‘p olimlar ish olib borganlar. Rus olimlari V.Severgin, A.Karpinskiy, E.Fedorov, F.Levinson Lessing, A.Zavaritskiy va D.Belyankinlar bu fanning rivojlanishiga g‘oyat katta hissa qo‘shdilar. Chet ellik mashhur petrograflardan N.Vashington, Rozenbush, Bouen va R.Niggliarni aytib o‘tish mumkin. Bu oimlarning har qaysisi o‘z ilmiy faoliyati natijasida bir qancha nodir asarlar yaratgan.

Markaziy Osiyo va xususan O‘zbekistonda petrografiya, litolo-

giya va ruda konlarini o‘rganish sohasidagi tekshirishlar garchi 1925 yillardan boshlangan bo‘lsa-da (V.Nikolayev, S.Mashkovsev, B.Nasledov, A.Korolev, V.Popov), bu fan 1935–1940-yillarda ayniqsa rivoj topdi. O‘zbekistonda petrografiya fani taraqqiyotining bu bosqichi H.Abdullayev, Ya.Visnevskiy, N.Petrov, T.Dolimov, O.Qo‘shtmurodov, I.Hamroboyev, A.Batalovlarning nomlari bilan bog‘liqdir. H.M.Abdullaevning skarn jinslar orasida uchraydigan volfram konlari, Ya.Visnevskiyning asos va o‘ta asos jinslar, N.Petrovning ikkilamchi kvarsitlar va cho‘kindi jinslar haqidagi asarlari ayniqsa mashhurdir.

Markaziy Osiyoda petrografiya sohasidagi ilmiy tadqiqot kon tekshirish ishlari (metallogeniya) bilan birgalikda olib borildi va 1950–1957-yillarda tez sur’atlar bilan rivojlanib, katta natijalarga erishildi. Shu davrda juda ko‘p yosh petrograf mutaxassislar etishib chiqib, ular o‘z muhim ilmiy asarlari bilan tanildilar. I.Hamroboyev, E.Isamuhamedov, O.Akramxo‘jayev, A.Boboyev, H.Boymuhamedov, A.Xolmatov, R.Musin, P.Salov, T.Matsokina (Voronich), M.Kuchukova, I.Mirxo‘jayevlar shular jumlasidandir.

Shu bilan birga bir qancha yirik monografik asarlar vujudga keldi. Bular hatto chet ellarda ham manzur bo‘ldi. Jumladan, H.Abdullayevning skarn jinslar orasida uchraydigan volfram konlari, granitoidlar bilan daykalarning ruda konlariga munosabati, A.Batalovning temir konlari, V.Popovning molass jinslar haqidagi va yer po‘stining yadro prinsipida rivojlanishini bayon etgan asarlari, E.Isamuhamedovning Nurota granitoidlari to‘g‘risidagi kitobi va boshqa ko‘p asarlar O‘zbekistonda petrografiya fanining taraqqiyotiga katta hissa qo‘shti.

## Birinchi bo‘lim KRISTALLOGRAFIYA

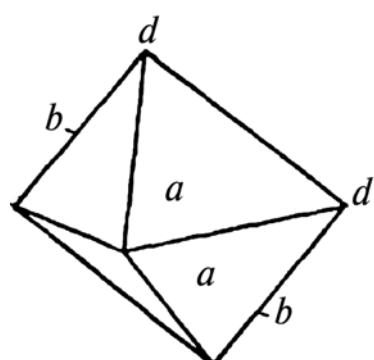
### 1-§. Kristallarning elementlari

«Kristall» so‘zi yunoncha «kristallos» so‘zidan olingan bo‘lib, muz degan ma’noni bildiradi. Kristallarni kristallografiya fani o‘rgatadi. Kristall ko‘p yoqli geometrik shakldagi qattiq jism bo‘lib, uning tarkibini (ion, atom, molekulalar) zarrachalar tashkil etadi. Bu zarrachalar ma’lum qonuniyatga binoan kristall panjarasining tugunchalarida tartibli joylashgan bo‘ladi. Shularga asoslanganda kristall ma’lum qulay kimyoviy va fizik sharoitda hosil bo‘lgan geometrik shakldagi qattiq jismdir.

Tog‘ jinslari orasida uchraydigan tabiiy kimyoviy moddalar – minerallarning 98 foizi kristall tuzilishiga ega, qolgan 2 % amorf holidadir. «Amorf» so‘zi grekcha bo‘lib, «shaklsiz» degan ma’noni bildiradi. Tabiatda uchraydigan amorf moddalarga: opal, xalsedon, aqiq (agat) minerallari va shishasimon massalar misol bo‘ladi.

Kristallarning xili juda ko‘p. Tabiatda uchraydigan kristallarning bir guruhi oddiy, ikkinchisi murakkab shaklda bo‘ladi. Kristallar shakli, simmetriyasi va ularning geometrik tuzilishi qonuniyatlarini o‘rganuvchi soha «geometrik kristallografiya» deyiladi.

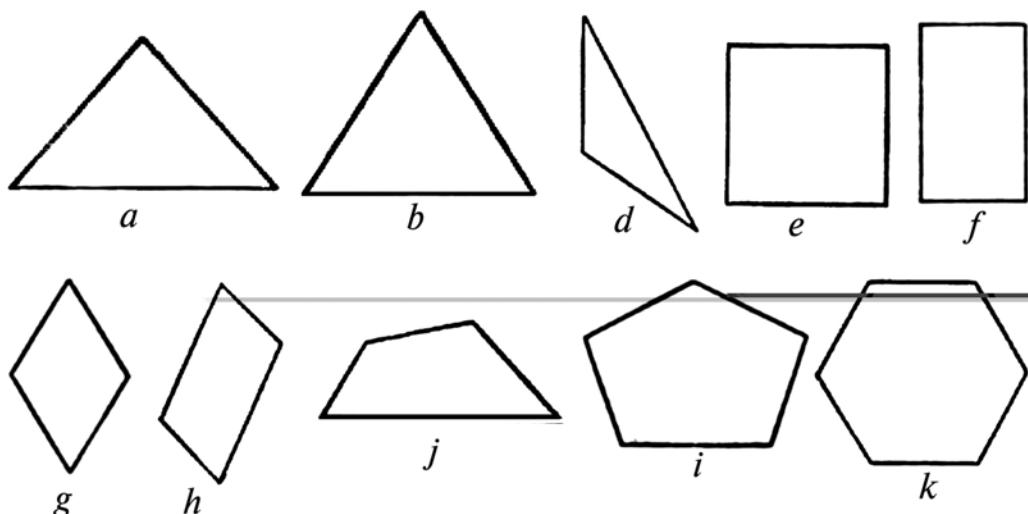
Kristallarning tashqi shakllari 3 xil cheklovchi elementlardan: *yoqlar*, *qirralar* va *uchlardan* iborat bo‘ladi. Kristallni chegaralovchi tekis yuzalar «kristallning yoqlari» deb ataladi. Kristall yoqlarning o‘zaro kesishishidan hosil bo‘lgan chiziq «kristallning qirrasi» hisoblanadi.



2-rasm. Kristallning cheklovchi elementlari:  
a) yoqlari; b) qirrasi d) uchlari.

Qirralar tutashgan nuqta «kristallning uchi» deb yuritiladi (2-rasm). Yoqlarning shakllari xilma-xil bo‘lib, quyidagi tiplarga bo‘lingan (3-rasm).

Trigon – teng tomonli uchburchak (*a*), delta – ikki yoni teng uchburchak (*b*), skalena – tomonlari teng bo‘lmagan uchburchak (*d*), tetragon – kvadrat (*e*), prizmatik yon – to‘g‘ri burchak shaklida (*f*), romb (*g*), romboid – qiya burchakli tomonlari teng bo‘lmagan parallelogramm (*h*), klinogramm – parallel tomonlari bo‘lmagan trapetsoid (*j*), pentagon – beshburchakli (*i*), geksagon – oltiburchakli (*k*). Shu turli tipdagi yoqlarning kombinatsiyasidan har xil geometrik shakldagi kristallar paydo bo‘ladi.



*3-rasm. Kristall yoqlarining muhim tiplari.*

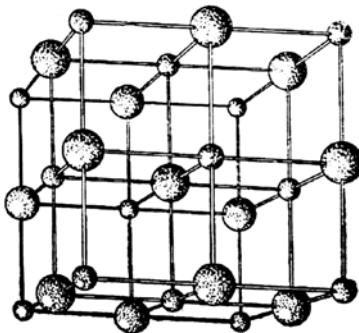
Masalan, trigonal yoqning to‘rttasida tetraedr shakldagi kristall hosil bo‘ladi. Deltaning uchtasi va trigonal yoqning bittasidan trigonal piramida kiyofasidagi kristall hosil bo‘ladi.

Kristallografiyada ishlataladigan yunoncha terminlar bor. Ular dan muhimlari: mono – bir, di – ikki, tri – uch, tetra – to‘rt, penta – besh, geksa – olti, okta – sakkiz, deka – o‘n, dodeka – o‘n ikki, edra – yoq, gonia – burchak, sin – o‘xshash, pinakos – taxta, kline – qiya, poli – ko‘p.

Tabiatda uchraydigan kristallarning xilma-xil geometrik shaklda bo‘lishi ularning ichki tuzilishidagi kristall panjarasining shakliga bog‘liqligidir.

## 2-§. Kristallar panjarasi

«Kristallar panjarasi» deganda kristall tarkibini tashkil etishda qatnashuvchi zarrachalarning ma'lum qonuniyatga asosan tartibli holda fazoviy joylashishi tushuniladi (4-rasm).



4-rasm. Galitning kristall panjarasi.

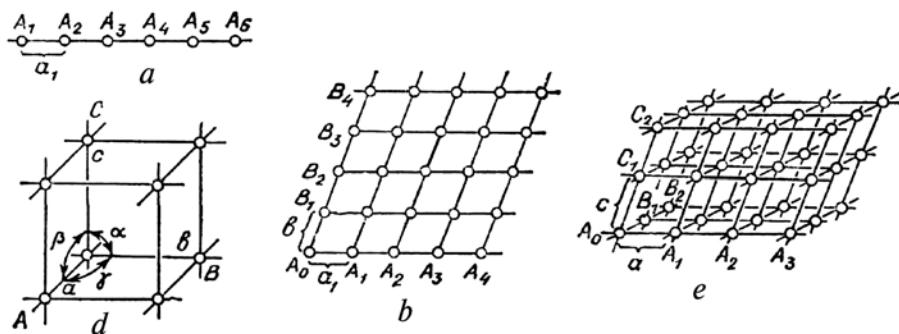
Tugunchaklar kristall panjarasidagi neytral atomlarga yoki zar-yadlangan atomlarga (ionlar) yoki atomlar guruhiiga (molekulalarga) to‘g‘ri keladigan nuqtalardir (5-rasm).

Tugunchaklar orasidagi masofa mikroskopik bo‘lib, angstrom « $\text{\AA}$ » deb ataluvchi birlik bilan o‘lchanadi.

1 angstrom « $\text{\AA}$ » bir santimetrning yuz million bo‘lagidan biridir.

«Tugunchaklar qatori» deganda bir necha tugunchaklarning bir tug‘ri chiziq bo‘ylab bir-biriga nisbatan ma'lum masofada terilgan chizmasini tushunamiz (5-rasm, a).

Tugunchaklar va tugunchaklar qatorining bir tekis yuzadagi moslamali uyushmasi «kristall panjarasining tekis to‘ri» deyiladi (5-rasm, b).

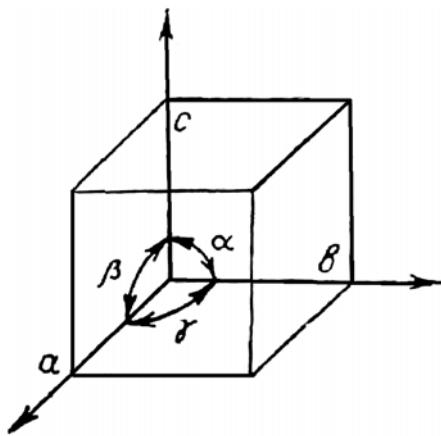


5-rasm. Kristall panjarasining tuzilishi.

- a) tugunchaklar qatori, b) panjaraning tekis to‘ri, d) elementar katak,
- e) kristall panjara.

Elementar kataklar esa kristall fazoviy panjarasi tekis to‘rlarining o‘zaro kesishishidan hosil bo‘lgan parallelopipedlar yig‘indisi hisoblanadi (5-rasm, d).

Elementar katakning shakli uning parametrlariga bog‘liq, ya’ni « $a$ ,  $b$ ,  $c$ » kesimlarining o‘lchamiga va ular orasidagi  $\alpha$ ,  $\beta$ ,  $\gamma$  bur-chaklarining katta-kichikligiga bog‘liq (6-rasm).



6-rasm. Kristall panjarasining elementar katagi (kub shakli).

Masalan, tosh tuzining kristall panjarasida  $a=b=c$  yoki  $\alpha=\beta=\gamma=90^\circ$  (6-rasm). Yuqorida keltirilgan parametrlar kristallning elementar katagi kub shaklida bo‘lishini ko‘rsatadi.

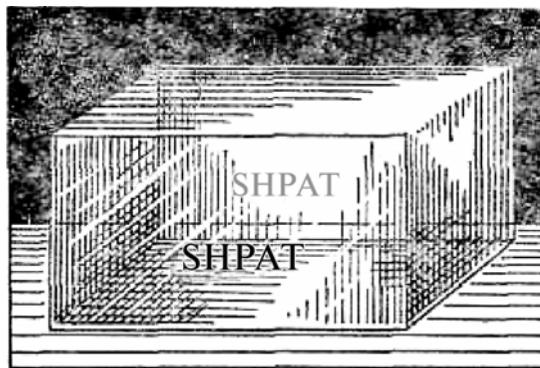
### 3-§. Kristallarning muhim xususiyatlari

Kristall moddalarning xarakterli xususiyatlari shundaki, ularning atomlari, ionlari yoki molekulalari ma’lum qonuniyat asosida kristall panjarasining tugunchaklarida tartib bilan biror geometrik shaklda joylashgan bo‘ladi. Kristallarning bu xarakterli xususiyati ularning biror geometrik shaklda tasvirlanishiga sababchidir. Shuning uchun kristallarning ichki tuzilishi tashqi qiyofasi bilan uzviy ravishda bog‘liq bo‘ladi.

Kristallarning yana boshqa xarakterli xususiyati shundaki, ular qulay kimyoviy va fizik sharoitda o‘z-o‘zidan yoqlar, qirralar, uchlar hosil qilib, biror geometrik shaklda bo‘ladi.

*Kristallarning anizotropligi* uning ma’lum yunalishidagi tomonlari bilan ikkinchi bir boshqa yo‘nalishidagi tomonlarining mexanik, optik, termik va elektrik xususiyatlarining xilma-xilligidir. Gips, kvarts, slyuda, talk kabi minerallar shular jumlasidandir.

Kristallooptik xususiyatning xilma-xilligini island shpati misolida yaqqol ko‘rish mumkin (7-rasm).



7-rasm. Island shpatida nurning ikkiga bo‘linishi.

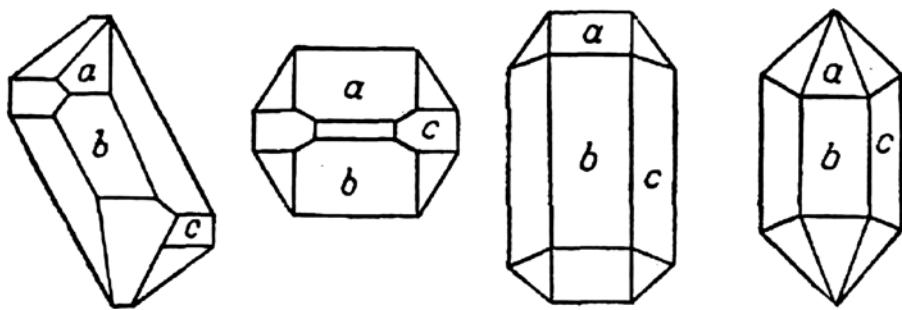
Biror tasvir yoki harf ustida turgan island shpatining kristali uni ikkilantirib ko‘rsatadi. Ikkinchi boshqa yo‘nalishdagi yoqlari esa tasvirni ko‘rsata olmaydi. Shu hodisa island shpati kristalining anizotrop xususiyatidir.

Kristallar turli yo‘nalishdagi yoqlarining termik xususiyati xilma-xil ekanligini gips kristali misolida ko‘rish mumkin. Erib turgan shamga gips kristali botirib olingach, kristallning hamma yoqlarida sovib qotgan yupqa shamli po‘stloq hosil bo‘ladi. Shamli po‘stloqqa qizdirilgan igna uchi tekkizilganda, u kristallning hamma yoqlarida turlicha eriydi. Demak, shamli po‘stloqning erish tezligi gips kristalining yoqlari turlicha termik xususiyatga ega ekanligidan dalolat beradi.

#### **4-§. Kristall burchaklarining doimiylik qonuni.**

Har bir mineral kristali odatda o‘ziga xos qiyofada bo‘ladi. Massalan, kvars kristali geksagonal prizma va piramida kombinatsiyasida, pirit kristali esa kub shaklida buladi.

Tabiatda ko‘pchilik minerallarning kristallari ideal shaklda uchramaydi. Aksariyat kristallarning chegaralovchi elementlari (yoqlari, qirralari, uchlari) takomillashmagan, ba’zi bir mineral yoklarining shakli, o‘lchami esa o‘zgargan holda bo‘ladi. Bunga kvars kristali misol bo‘la oladi (8-rasm). Kvars mineralining turli qiyofali kristalida ma’lum yoqlari orasidagi burchak o‘lchami doimo bir xil qiymatda bo‘ladi, bu yok burchaklarning «doimiylik qonuni» deb ataladi.



*8-rasm. Kvarsning turli shakldagi kristallarida yoq burchaklarining doimiyligi.*

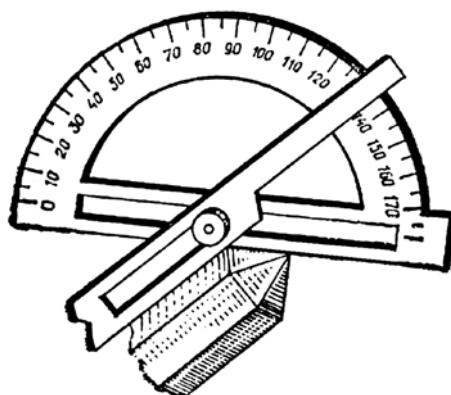
Kvars yoq burchaklarning doimiyligi quyidagilar bilan ifodalangan:

$$\angle ab = 141^\circ 47'$$

$$\angle ac = 113^\circ 08'$$

$$\angle bc = 120^\circ 0'$$

Yoqlar orasidasi burchak Karanjo goniometri (9-rasm) yordamida o‘lchanadi Karanjo goniometri oddiy transportirdan tayyorlanadi. Buning uchun transportir asosi markaziga eni 0,5 sm, uzunligi 10 sm bo‘lgan metall lineyka o‘q yordamida o‘rnataladi. Karanjo goniometri shu tariqa yasaladi.



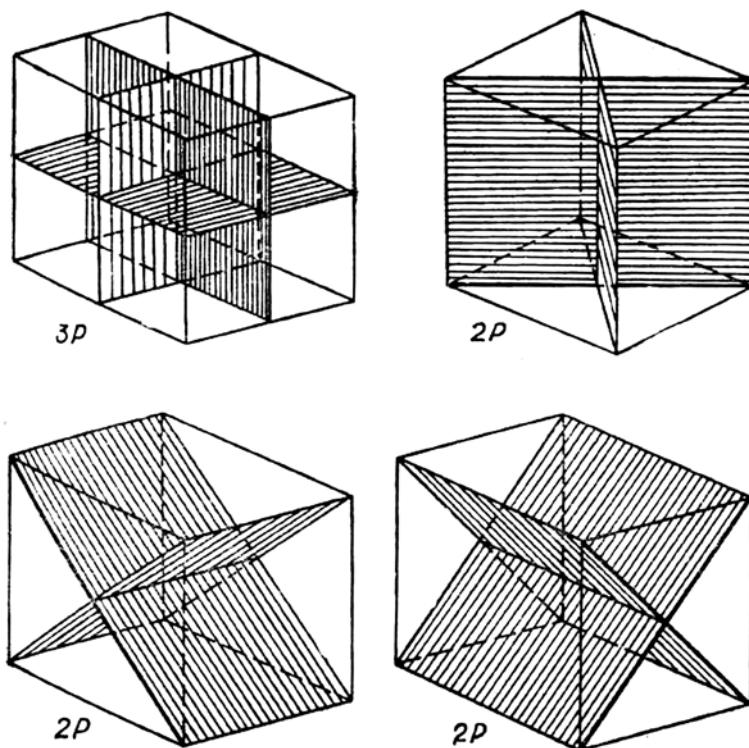
*9-rasm. Karanjo goniometri.*

## 5-§. Kristallar simmetriyası

«Simmetriya» yunoncha – o‘xshashlik yoki tenglik demakdir. Uning elementlariga simmetriya tekisligi – R, simmetriya o‘qi – L, simmetriya markazi – C kiradi. Bular yordamida kristallar singoniyalari aniqlanadi.

«Kristallar simmetriyasi» deganda ularning cheklovchi elementlarini kristallda joylashgan simmetriya markazi, simmetriya o‘qi va simmetriya tekisligiga nisbatan ma’lum qonuniyat asosida to‘g‘ri tartibda takrorlanishini tushunamiz.

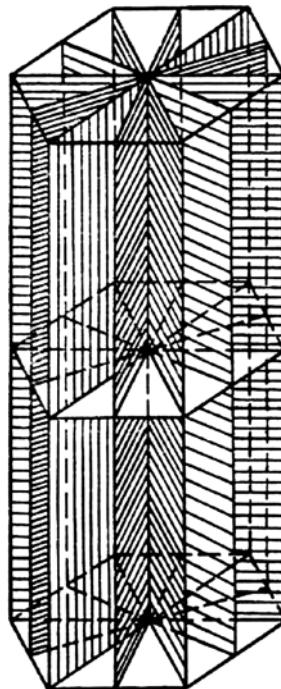
Masalan, olti yoqli geksagonal prizma shaklidagi kristall (grafit) o‘z o‘qi – simmetriya o‘qi atrofida to‘lik, bir marta aylantirilsa, uning o‘xhash tomonlari 6 marotaba qaytariladi. Chunki geksagonal prizma simmetriya o‘qi yordamida aylantirilayotgan vaqtida har safargi  $60^\circ$  ga burilganida uning cheklovchi elementlari to‘la bir marta o‘rin almashadi, bu uning simmetriyaligidir.



*10-rasm. Kub qiyofali kristalldan o‘tgan 9 ta simmetriya tekisliklari:  
 $3P = 2P = 2P = 2P = 9P$ .*

*Simmetriya tekisligi* – tasavvur etiluvchi tekislikdir. Shu simmetriya elementining yordamida kristall shakli bir-biriga o‘xhash, o‘lcham jihatidan bir-biriga teng – simmetrik bo‘laklarga bo‘linadi. Simmetriya tekisligi o‘tkazilgach, kristallni teng ikki bo‘lakka bo‘lingan qismlari ko‘zgu aksidek biri ikkinchisiga juda o‘xhash bo‘ladi. Simmetriya tekisligining soni hamma kristallarda turlicha buladi. Masalan, kub shaklidagi kristalldan 9 ta simmetriya tekisliklari o‘tadi (10-rasm), ular 9P raqami bilan ifodalanadi. Geksagonal

prizma shaklidagi kristalldan yettita simmetriya tekisligi o'tadi (11-rasm). Simmetriya tekisligi kuyidagi holatlarda o'tkaziladi: 1) yoqlardan yoqlarga ularning o'rta qismi yuziga perpendikulyar holda o'tkaziladi; 2) yok burchagini qarama-qarshi burchagi tomon kesib o'tkaziladi; 3) qirralararo o'tkaziladi; 4) qirralarga perpendikulyar holda ular o'rtasidan gorizontal holda o'tkaziladi.



*11-rasm. Geksagonal prizmadan o'tgan yettita simmetriya tekisligi.*

Simmetriya o'qi – tasavvur etiluvchi to'g'ri chiziq bo'lib, kristall shu simmetriya o'qining yordamida aylantirilganda uning cheklovchi elementlari to'g'ri tartib bilan takrorlanadi.

Simmetriya o'qining yordamida kristall bir marta  $360^\circ$  ga aylantiriladi. Shunda kristall o'xshash tomonlarining qaytarilish soni aniqlanadi. Kristallning to'la  $360^\circ$  ga aylanishida uning dastlabki holati ikki, uch, to'rt, besh yoki olti marta qaytarilishi mumkin.

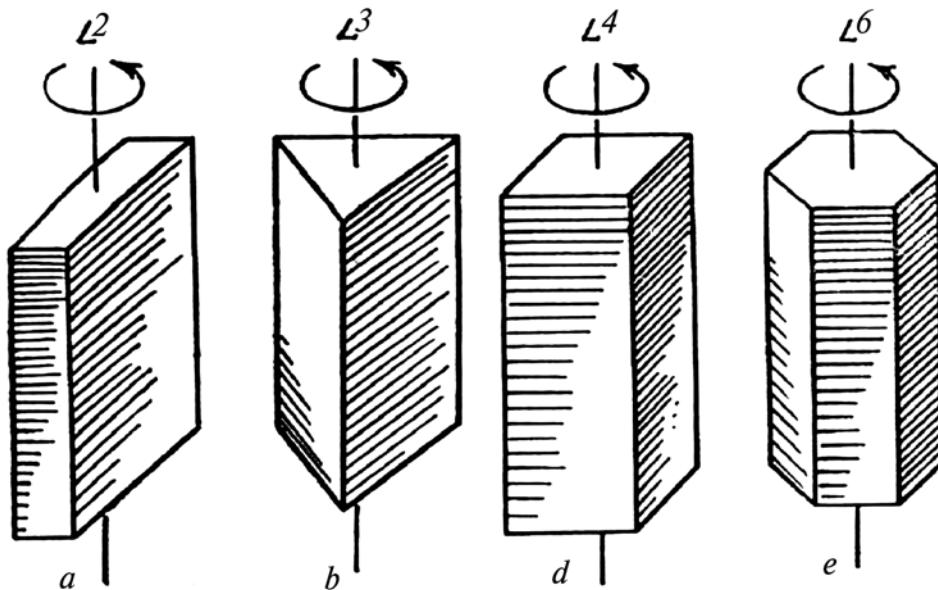
Shunga ko'ra dastlabki takrorlanish soni L harfining o'ng tomonidagi yuqori qismiga yoziladi (12-rasm).  $L^2$  – ikkinchi tartibli,  $L^3$  – uchinchi tartibli,  $L^4$  – to'rtinchi tartibli va h. k. Simmetriya o'qlari ikki xil bo'ladi;

Past tartibli simmetriya o'qi. Bunga ikkinchi tartibli simmetriya o'qi kiradi.

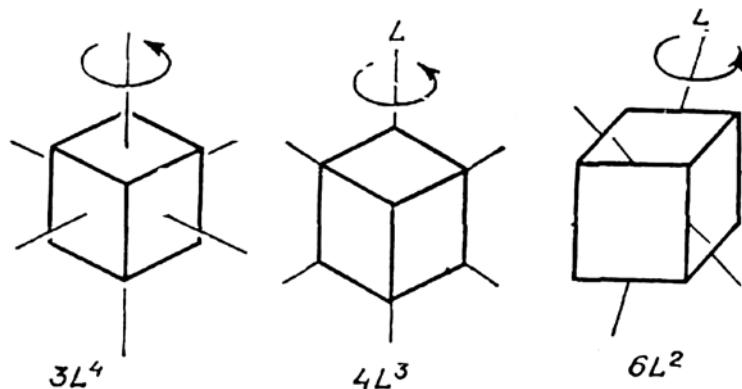
Yuqori tartibli simmetriya o'qi: uchinchi tartibli –  $L^3$ , to'rtinchi tartibli –  $L^4$  oltinchi tartibli –  $L^6$  simmetriya o'qlari kiradi.

Simmetriya o‘qi kristallda simmetriya saqlangani holda yoqlar, qirralar o‘rtasidan ularga perpendikulyar, yana yoqdan qirraga va yoqdan kristallning uchiga hamda kristallning uchidan uchiga simmetriya saqlangani holda o‘tkaziladi.

Kristalldan turli tartibli simmetriya o‘qi bir nechtadan o‘tishi mumkin.

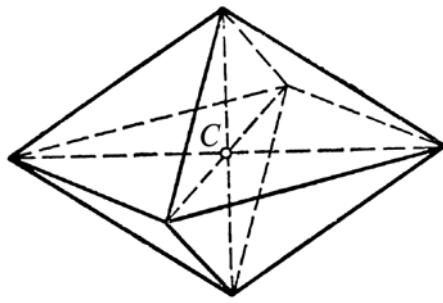


12-rasm. Turli shakldagi kristallardan: a) ikkinchi, b) uchinchi  
d) to‘rtinchi; e) oltinchi tartibli simmetriya o‘qlari.



13-rasm. Kubdan o‘tgan turli tartibli simmetriya o‘qlari.

Kristalldan o‘tgan ma’lum bir tartibli simmetriya o‘qining soni L harfining koeffitsiyentiga yoziladi. Masalan, kub shaklidan o‘tkazilgan uchta to‘rtinchi tartibli simmetriya o‘qi –  $3L^4$  bilan ifodalanadi. To‘rta uch darajali simmetriya o‘qi –  $4L^3$  bilan ifodalanadi. Oltita ikkinchi darajali simmetriya o‘qi  $6L^2$  bilan ifodalanadi (13-rasm).



14-rasm. Simmetriya markazi.

Simmetriya markazi – kristallardan o‘tgan bir nechta simmetriya o‘qlarining o‘zaro kesishishidan hosil bo‘lgan nuqta hisoblanadi (14-rasm). Kub, oktaedr, geksagonal prizma kabi, boshqa shakllardagi kristallarda simmetriya markazi bitta bo‘ladi. Bitta simmetriya o‘qi o‘tadigan kristallarda esa butunlay bo‘lmaydi.

## 6-§. Kristallar singoniyalari

Kristallarning 32 xil kombinatsiyadagi simmetriya turlari shartli ravishda yettita yirik tizimga bo‘lingan bo‘lib, bular *singoniyalar* deb yuritiladi. Kristallografik singoniyalarning nomlarini 1-jadvaldan ko‘ring.

*I-jadval*

### Kristallografik singoniyalarning nomlari

Singoniyalar nomi	Kristallografik o‘qlar bo‘yicha singoniyalar tavsifi
Kub singoniyasi	$a=b=c; \alpha=\beta=\lambda=90^\circ$
Geksagonal singoniyasi	$a=b \neq c; \alpha=\beta=90^\circ; \lambda=120^\circ$
Tetragonal singoniyasi	$a=b \neq c; \alpha=\beta=\lambda=90^\circ$
Trigonal singoniyasi	$a=b \neq c; \alpha=\beta=90^\circ; \lambda=120^\circ$
Romba singoniyasi	$a \neq b \neq c; \alpha=\beta=\lambda=90^\circ$
Monoklin singoniyasi	$a \neq b \neq c; \alpha=\lambda=90^\circ; \beta \neq 90^\circ$
Triklin singoniyasi	$a \neq b \neq c; \alpha \neq \beta \neq \lambda=90^\circ$

Singoniyalar oliy, o‘rta va quyi kategoriyalarga birlashtirilgan.

Singoniyalarning 3 ta kategoriyalarga birlashishi singoniyalarga tegishli kristallardan o‘tadigan yuqori tartibli simmetriya o‘qlarining soniga bog‘liq.

**Oliy kategoriya.** Bu kategoriyaga kub singoniyasiga tegishli, bir nechtadan yuqori tartibli simmetriya o‘qlari o‘tkazish mumkin bo‘lgan kub, oktaedr, romba, dodekaedr, pentagon, dodekaedr, tetraedr kabi geometrik shakldagi kristallar kiradi.

Oliy kategoriyada galit, galenit, flyuorit (kub shaklida); sof oltin, xromit, pikotit, magnetit, shpinel (oktaedr); granat, magnetit (romba dodekaedr); granatning boshqa bir modifikatsiyasi tetragon, trioktaedr shaklida kristallanadi.

O‘rtalik kategoriyaga geksagonal, tetragonal va trigonal singoniylari kiradi. O‘rtalik kategoriya kristallarining har biridan bittadan yuqori tartibli simmetriya o‘qi o‘tkazish mumkin.

*Geksagonal singoniyaga* tegishli kristallardan faqat bitta oltinchi tartibli yuqori simmetriya o‘qi o‘tadi. Geksagonal singoniyaga oid kristallardan o‘tadigan simmetriya elementlarining maksimal soni quyidagi formula bilan ifodalanadi:  $L^6$ ,  $6L^2$ ,  $7P$ , C. Keltirilgan formulaga ko‘ra geksagonal singoniyaga oid kristallardan o‘tadigan simmetriya tekisliklarining soni 7 tadan oshmaydi.

Geksagonal singoniyaning kristallari geksagonal prizma, piramida, dipiramida va ularning kombinatsiyasidan tashkil topgan shaklda namoyon bo‘ladi.

Geksagonal dipiramida (kvars, korund) prizma va dipiramidaning kombinatsiyasi (kvars), geksagonal prizma (berill, apatit) prizmaning dipiramida va pinokoid bilan hosil qilgan kombinatsiyasi (apatit) dir.

*Tetragonal singoniyaya* kristallaridan bitta to‘rtinchi tartibdagi yuqori darajali simmetriya o‘qi –  $L^4$  o‘tadi. Bu singoniyaya simmetriya elementlarining maksimal yig‘indisi  $L^2$ ,  $4L^2$ ,  $5P$ , C formulasi bilan ifodalanadi.

Tetragonal singoniyaya kristallaridan o‘tadigan simmetriya tekisligining soni beshta –  $5P$ .

Tetragonal singoniyaning kristallari, tetragonal dipiramida (anataz, sirkon, ksenotim), tetragonal prizmaning dipiramida bilan kombinatsiyasi (sirkon, burikit); qayd etilgan kristallarga sinchiklab qaralsa, ularning ko‘ndalang kesimi kvadrat shaklida bo‘ladi.

*Trigonal singoniyaya.* Ushbu singoniyaya kristallaridan bittagina uchinchi tartibdagi yuqori darajali simmetriya o‘qi  $L^3$  o‘tadi. Trigonal singoniyaya formulasi:  $L^2$ ,  $3L^2$ ,  $4P$ , C dan iboratdir. Trigonal singoniyaya kristallari trigonal prizma, piramida, dipiramida va ularning kombi-

natsiyasidan tashkil topgan shaklda uchraydi. Bu shakldagi kristallangan minerallarga kvars, kalsit, gematit, korund va boshqalar misol bo‘la oladi.

Kristallarning ko‘ndalang kesimi uchburchak shaklida ko‘rinadi.

### **Quyi kategoriyali singoniyalar.**

Quyi kategoriya – romba, monoklin va triklin singoniyalaridan iborat. Shy kategoriyaga xos kristall yoqlari uchta kristallografik o‘qlari bo‘yicha takomillashgan assimmetrik shaklda ( $a \neq b \neq c$ ) bo‘ladi. Quyi kategoriya kristallaridan yuqori tartibli simmetriya o‘qi o‘tmaydi. Chunki bunday kategoriya kristallar shakllarini to‘la bir marta aylantirsak, simmetrik yoqlari 2 martadan ortik takrorlanmaydi. Masalan topazning prizma va dipiramida kombinatsiyasidan iborat shakldagi kristali ikkinchi tartibli  $L^2$  past darajali simmetriya o‘qi orqali o‘tadi.

Quyi kategoriyaga kiruvchi singoniyalarning tavsifi quyidagicha: romba singoniyasida yuqori darajali simmetriya o‘qi bo‘lmaydi, balki ulardan past darajali ikkinchi tartibli  $L^2$  bitta yoki uchta simmetriya o‘qi va eng ko‘pi bilan uchta simmetriya tekisligi o‘tkazish mumkin bo‘ladi. Shuning uchun romba singoniyasi tubandagi formula bilan ifodalanadi:  $3L^2$ , 3P, C.

*Romba* singoniyasi uchun xarakterli bo‘lgan kristall shakllarga: romba tetraedr, romba prizma va romba dipiramidalari kiradi. Bu singoniyalarning ko‘ndalang kesimi romba shaklida tuzilgan bo‘ladi. Shunday minerallarga barit, topaz, markazit, antimonit, arsenopirit, kolumbit, sof oltingugurt, barit kabilar misol bo‘ladi.

Monoklin singoniyaga birgina ikkinchi tartibli og‘ma simmetriya o‘qi, yoqlar orqali bittadan simmetriya tekisligi va simmetriya markazi bo‘lgan kristallar kiradi. Shu sababli monoklin singoniyasi kristallaridan o‘tgan simmetriya elementlarining eng katta yig‘indisi  $L^2$ , P, C ga tengdir. Bu shakllarga ortoklaz, slyudalar: gips, angidrit, olivin, amfibol gruppasi kiruvchi ba’zi mineral kristallari xosdir.

*Triklin* singoniyasi kristallari nosimmetrik qiyofada belgilangan. Chunki triklin singoniyasi kristallarida simmetriya elementlari mutlaqo bo‘liganlari ham bor; ba’zilarida esa faqat simmetriya markazi bo‘ladi, xolos. Pinakoid va monoedr kombinatsiyasi triklin singoniyasini tashkil etadi. Disten, plagioklaz gruppasi, aksinit va kianitlar triklin kristali shaklida uchraydi.

## **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Kristall nima?
2. Kristallar amorf moddalardan qanday farqlanadi?
3. Kristall panjarasi va elementlari nima?
4. Kristallning qanday cheklovchi elementlari bor?
5. Yoq burchaklari doimiylik qonuni qanday?
6. Simmetriya elementlarini ta’riflang.
7. Singoniyalar va kategoriylar nima?
8. Singoniyalarga ta’rif bering.

## Ikkinchi bo‘lim MINERALOGIYA

### 7-§. Minerallar to‘g‘risida umumiy ma’lumot

«Mineral» deb bir yoki bir necha elementlarning tabiiy birikmlariga aytildi. Minerallar faqat bitta elementdan (oltingugurt, oltin, platina) yoki bir necha elementdan tashkil topgan bo‘lishi mumkin.

Minerallarni mineralogiya fani o‘rganadi. Mineralogiya «minera» – ma’dan, javohir va «logos» – bilim, ta’limot so‘zlaridan olingan bo‘lib minerallarning tabiiy sharoitda paydo bo‘lishi, tarkibi, o‘zgarishi va ularni aniqlash usullari to‘g‘risidagi fandir.

Minerallar tabiatda qattiq (olmos, kvars, yoqut, feruza va boshqalar), suyuq (suv, neft, sof simob) va gaz (metan, etan, propan va h.k.) holda uchraydi va turli geologik jarayonlarda hosil bo‘ladi. Bunday jarayonlarga «magma» deb ataluvchi, ernen chuqur qismidan (200–250 km) ko‘tarilib yer po‘sti ichkarisida kristallanib va yer yuzasiga otolib chiqibsovub qotadigan, qizigan ( $1500^{\circ}\text{C}$ ) xamirsimon massaning faoliyati hamda undan ajralib chiqqan, elementlarga boy eritmalar va gazlar bilan bog‘liq jarayonlar kiradi. Bundan tashqari minerallar dengiz va okean suvlaridagi elementlarning birikib cho‘kmaga tushishi (osh tuzi – galit, gips va boshqalar) yoki o‘simlik va hayvonlar faoliyati natijasida ham hosil bo‘ladi (qahrabo, marvarid, neft va h.k.).

Har bir mineral o‘z nomiga ega. Ularga nomni mineralni topib uni o‘rgangan olim tomonidan qo‘yiladi. Mineral nomiga davlat, millat, viloyat, tuman, olim, kosmonavt (avitsenit, berunit, uzbekit, turanit, shorsuit, gagarinit va h.k.) nomi qo‘yilishi mumkin.

Hozirgi vaqtida 3000 dan ortiq mineral ma’lum bo‘lib, ulardan 450 ga yaqini tabiatda keng tarqalgan, qolganlari kam uchraydi.

Mineral hosil qiluvchi elementlar ichida O (kislorod) birinchi o‘rinda turadi. Undan tashqari quyidagilar: H (vodorod), Si (kremniy), Al (aluminiy), Fe (temir), Ca (kalsiy), Mg (magniy), Na (natriy), K (kaliy), Ti (titan), C (uglerod), Mn (marganets), P (fosfor), S (oltingugurt), Cu (mis), Pb (qo‘rg‘oshin) mineral hosil qiluvchi asosiy elementlar hisoblanadi.

Quyidagilar oz miqdorda mineral hosil qiladi: Nb (niobiy), Ta (tantal), Be (berilliy), Ni (nikel), Co (kobalt). Mineral hosil qilmay-

digan, lekin minerallarning kristall panjarasida joylashgan elementlar ham bor. Ular Rb (rubidiy), Re (reniy) kabi elementlardir.

Minerallarning inson hayotidagi ahamiyati benihoya ulkandir. Iqtisodiyotning biror-bir sohasi yo‘qqi, mineral yoki undan tayyorlangan buyum ishlatilmasa. Masalan, magnetit va gematitdan cho‘yan va po‘lat olinadi, fosforit va apatitlar qishloq xo‘jaligida o‘g‘it sifatida, olmos texnikada va feruza, yoqut minerallari esa zargarlikda va hokazolarda foydalaniladi.

## 8-§. Minerallarni tekshirish usullari

Tabiiy kimyoviy birikmalar bo‘lmish minerallar tarkibini to‘liq va batafsil aniqlash kerak bo‘lgan holatda ko‘pincha quyidagi: rentgenometrik, termik, spektral, kimyoviy tahlil, luminessent taxlil, shlix taxlili, elektron mikroskopda tekshirish, eksperimental tadqiqotlar usullari qo‘llaniladi.

**Rentgenometrik tahlil.** 1895-yili nemis fizigi Rentgen ichiga ikkita elektrod kavsharlangan shisha naychadan havoni 10–5 mm simob ustuni bosimigacha haydab chiqarib, undan elektr toki o‘tkazilganda, elektrodlarda o‘ziga xos ko‘zga ko‘rinmaydigan nurlar chiqishini aniqlaydi. Bu nurlar keyinchalik «rentgen nurlari» deb ataldi. To‘lqin uzunligi  $10^{-2}$ – $10^2$  Å bo‘lgan elektromagnit to‘lqinlar rentgen nurlari deyiladi. Rentgen nurlari turli asboblarda olinadi. Lekin ularning hammasida nur olish bir xil prinsipga, ya’ni qatorga yuqori kuchlanish berilganda o‘zidan elektronlar chiqarishi va bu elektronlar harakati yo‘nalishida joylashgan, qarama-qarshi qutblangan elektrodga urilishi natijasida antiqatordan juda katta tezlikda zarrachalar otilib chiqishiga asoslangan.

Tekshirilayotgan moddalarning kristall yoki amorf holatdaligini va ularning tuzilishini rentgen nurlari minerallarning kristall panjrasiga tushirilganda struktura elementlari bilan ta’sirlanishi natijasida hosil bo‘ladigan difraktsion manzara yordamida aniqlash mumkin.

Kristall holatdagi har qanday modda aynan shu modda uchun mos bo‘lgan strukturaga ega bo‘lib, undagi ionlar (atomlar) o‘ziga xos tartibda joylashadi. Ma’lumki, ba’zi minerallarning kimyoviy tarkibi bir xil bo‘ladi. Masalan, rutil-brukit-anataz, kvars-tridimit-kristabolit yoki kalsit-aragonit minerallarning kimyoviy tarkibi o‘xhash, lekin ular strukturasini tashkil qilgan zarrachalarning bir-biriga nisbatan

turlicha joylashganligi bu moddalar strukturasidagi va boshqa xossalardagi farqni keltirib chiqaradi. Ikkinchi tomondan, kimyoviy tarkibi bir-biridan boshqacha bo‘lgan bir qancha minerallar, masalan, flyuorit, uraninit, tserianit, tarianit va boshqalarga kation va anionlarning joylashishi o‘xshash bo‘ladi. Bu moddalarning strukturaviy parametrlari kimyoviy tarkibiga bog‘liq ravishda bir-biridan farq qiladi. Kristall panjara tekisliklari orasidagi masofaning qiymati minerallar strukturasi haqida ancha aniq ma’lumot beradi. Chunki u ion va atomlar joylashishi davriyligi bilan bog‘liq. Atomlar tekisliklari esa atomlarning fazoviy panjarada koordinata o‘qlariga nisbatan joylashshiga bog‘liq.

**Debay usuli** shunday muhim afzallikkarga egaki, u mineral mas-salarni shu bilan birga yashirin kristallangan va mayin dispers moddalarni ham o‘rganishga imkon beradi. Shuning uchun ham mineraloglar ishida minerallarni aniqlash maqsadida keng qo‘llaniladi. Odatda «debaegamma» deb aytildigan rentgenogramma maxsus kamerada yorug‘lik sezuvchi plyonkaga tushirib olinadi. Shu plyonka ishlangandan keyin unda to‘q-ochligi turli bo‘lgan chiziqlar-yoychalar ko‘rinadi (tekshirilayotgan modda kukuni bo‘laklarining zichroq joylashgan tekisliklaridan qaytgan rentgen nuri konuslari bilan hosil qilingan halqalarning qismi). Olingan debaegrammani tashqi ko‘rinishidan tekshirilayotgan moddaga o‘xshab ketadigan tekshirib ko‘rilgan boshqa moddalar debaegrammasi bilan taqqoslab (chiziqlarning to‘q-ochligiga va tekisliklar orasidagi hisoblab chiqilgan masofaga qarab) berilgan mineralni aniq bilish mumkin.

**Termik tahlil** amaliy ish uchun rus akademik olimi N.S.Kurnakov tomonidan kiritilgan bo‘lib, u haroratning ko‘tarilishi bilan o‘sha tekshirilayotgan mineralda yuz beradigan o‘zgarishlarga fizik va kimyoviy almashinishlarga (suvning ajralishi, oksidlanishi, qaytariliishi, boshqa polimorf turiga o‘tish va h.k.) bog‘liq bo‘lgan endo- va ekzotermik effektlarni bilish maqsadida moddalarning qizdirish (yoki sovitish) egri chiziqlarini olishdan iboratdir.

Egri chiziqlarni yozib borish odatda avtomatik ravishda maxsus to‘siq bilan ajratib qo‘yilgan tigelga tushirib qo‘yilgan kombinatsiyalashtirilgan (oddiy va differensial) termopara bilan tutash yozib boruvchi pirometr yordamida bajariladi.

Bu usul mineralogianing amaliy ishlarida ko‘z bilan (yoki boshqa usul bilan) aniqlash qiyin bo‘lgan yashirin kristallangan va mayin

dispers moddalarni tekshirishda qo'llaniladi. Bir qator mineral mahsulotlar (kaolin, glinozem gidratlari, temir gidrooksidlari, karbonatlar, xloritlar va boshqa minerallar) uchun mineral turlarini aniqlashga yordam beradi.

**Kimyoviy tahlil** – bu asosiy tekshirish usulidir.

Kimyoviy tahlil uchun tayyorlangan material ilgari spektral tahlil qilinmagan bo'lsa, avval shunday taxlil qilinishi kerak.

To'liq kimyoviy tahlildan og'irlik foizi hisobida olingan ma'lumotlarni mineralning kimyoviy formulasini ishlab chiqish uchun atom (molekulyar) miqdoriga aylantirib hisoblab chiqish kerak. Shu maqsadda har qaysi elementning (oksidning) og'irlik miqdori atom og'irligiga (oksidning «molekulyar» og'irligiga) bo'linadi. Olingan son mineral tarkibiga kiruvchi shu elementlarning (oksidlarning) qanday nisbatda bo'lganligini ko'rsatishi lozim. Shuni uqtirib o'tish kerakki, komponentlar (elementlar)ning kimyoviy tahlillardan olingan ma'lumotlardan hisoblab chiqilgan nisbati o'sha tahlillarning etarli darajada juda aniq bo'lmaslididan yoki boshqa sabablarga ko'ra hech vaqt butun sonlar nisbatida bo'lmaydi. Buni ko'rsatish uchun ikkita misol keltiramiz.

*2-jadval*

### **Burnonitning kimyoviy tahlili ma'lumotlari:**

	% og'irligiga ko'ra	Atom og'irligi	Atom miqdori	Nisbati
Pb	42,75	207,2	0,204	1
Cu	12,77	63,6	0,201	1
Sb	24,76	121,8	0,206	1
S	19,40	32,0	0,606	1
Jami	99,68			

Shunday qilib, minerallarning kimyoviy formulasasi  $\text{PbCuSbS}^3$  shaklida yozilishi kerak.

## Rodonitning kimyoviy tahlili ma'lumotlari

	% og'irligiga ko'ra	Molekulyar og'irligi	Molekulyar Miqdori	Nisbati
$\text{SiO}^2$	46,06	60,1	0,767	1
$\text{Al}^2\text{O}^3$	0,11	101,9	0,001	—
$\text{Fe}^2\text{O}^3$	yo'q	—	—	—
FeO	1,83	71,8	0,025	1
MnO	44,76	70,9	0,630	1
CaO	6,59	56,1	0,117	1
Jami	99,35			

Bu mineralning formulasini  $(\text{Mn}, \text{Ca}) \text{O} \cdot \text{SiO}_2$  yoki  $(\text{Mn}, \text{Ca}) \text{SiO}_3$  shaklida ifoda etish mumkin.

Atom og'irliklari Mendeleyev jadvalidan olinadi. Oksidning molekulyar og'irligi esa elementlar atom og'irligi yig'indisidan tashkil topadi.

**Rentgen spektral** tahlil moddaning katod nurlari ta'sirida shu modda tarkibida ishtirok etayotgan har qaysi kimyoviy elementning o'ziga xos to'lqin uzunligiga ega bo'lgan rentgen nurlarini chiqarishiga asoslangan.

**Lyuminessent tahlil.** Lyuminessensiya hodisasi qorong'ida yaxshi ko'rindi. Shunday xususiyatga ega bo'lgan minerallar nur ta'sirida biror rangga bo'yalgandek, ba'zan ochiq rangli bo'lib yarqirab ko'rindi.

Oddiy ko'z bilan ko'rib aniqlash qiyin bo'lgan minerallarning tog' jinslaridagi xol-xol donalarini shunday yo'l bilan aniqlash juda osondir. Masalan, sheelit ( $\text{CaWO}_4$ ) kabi shunday muhim ahamiyatli mineral simobli kvars lampasi ostida chiroyli havo rang (ba'zan ko'kintir) yoki sarg'ish-yashil rangli bo'lib, flyuorit  $\text{CaF}_2$  tiniq ko'k tusli bo'lib flyuoressensiyalanadi. Tarkibida uran, turlichay tarkibili bitumlari bo'lgan bir qator minerallarning shunday nur chiqarishi juda yaqqol ko'rini turadi.

**Shlix tahlili.** Tog' jinslari va ma'danlarning nurashi natijasida yer yuzida nurash mahsulotlari to'planadi. Ular orasida kimyoviy barqaror minerallar – kvars, magnetit ( $\text{Fe}_3\text{O}_4$ ), sirkon ( $\text{ZrSiO}_4$ ), turmalin, rutil

( $TiO_2$ ), ba'zan cassiterit ( $SnO_2$ ), oltin, platina va boshqa minerallar saqlanib qoladi. Ular oqin suvlar bilan yuvilib, soylar va dengiz qirg'oqlari bo'y lab yotqizilgan jinslar orasida sochilma kon shaklida to'planadi. Shu bo'shoq jins namunalarini oddiy asbob-uskunalar yordamida yuvib, «shlix» deb ataladigan eng og'ir minerallar konsentrati olinadi.

Shlixlardagi minerallarning diagnostikasi va miqdorini aniqlash uchun olingan materialning o'rtacha hajmidagi namunasi (10-20 g miqdorda) avvalo standart elaklardan o'tkaziladi va donalarining katta-kichikligiga qarab fraksiyalarga ajratiladi. Shundan keyin har qaysi fraksiyalar magnit yordamida magnitli fraksiyaga ajratib olinadi. Magnit tortmagan qoldiq elektromagnit yordamida har xil magnit tortuvchi (berilayotgan tok kuchiga qarab) yana bir qator fraksiyalarga ajratilib, shundan keyin minerallarni solishtirma og'irligiga ko'ra maxsus suyuqliklarga (bromoform, Tule suyuqligi va boshqa) solib maxsus bo'lgich yoki oddiy kimyoviy voronkalarda ajratiladi.

Minerallarning shunday usullar bilan olingan fraksiyasi avval binokulyarda ko'rib, tashqi belgilariga (donalarining shakli, shaffofligi, yaltirashi, rangi, qattiqligi va boshqa xususiyatlariga) qarab terib olinadi. Undan keyin muayyan sindirish ko'rsatkichiga ega bo'lган immersion suyuqliklar yordamida optik konstantalari aniqlanadi va zarur bo'lган hollarda mikrokimyoviy sifat reaksiyalarini, spektral, luminessensiya va boshqa tekshirish usullari qo'llaniladi. Shaffof bo'lman ma'dan minerallarni sementlovchi moddalar yordamida yaxlitlab, ulardan jilolangan shrif tayyorlanadi va ularni tekshirish mikroskopda qaytgan yorug'lik nuri ta'sirida olib boriladi.

**Elektron mikroskopda tekshirish.** Ma'lumki, mikroskopning ko'rish chegarasi (katta-kichikligiga ko'ra juda mayda zarrachalarni ko'rib ajratish mumkin bo'lgan qobiliyati) ko'p jihatdan tekshirayotgan jism ustiga tushayotgan yorug'likning to'lqin uzunligiga bog'liq(yorug'lik to'lqin uzunligi qanchalik kichik bo'lsa, mikroskopda shunchalik mayda zarrachalarni ko'rish mumkin). Mavjud optik mikroskoplarning ko'rish qobiliyati unchalik katta emas.

Jinslarni tekshirish uchun «replika usuli» (mayin kolloid yoki kvarts-polistirolli va boshqa plyonkalar hosil qilish yo'li bilan o'sha jins yuzasi rasmini tushirib olish usuli) ham mavjud bo'lib, bu usul kristallar yonlari sathining, shuningdek, minerallardagi reaktiv ta'sir etmagan jilolangan yuzalarning nozik xossalalarini ko'rsatadi.

**Eksperimental tahlil** laboratoriya sharoitlarida tabiiy jinslar, shuningdek, minerallar tarkibiga mos keladigan sun’iy birikmalarini olishda juda muhim ahamiyatga ega. Shu yo‘l bilan, ayrim hollarda tarkibi va shakliga ko‘ra tabiiy minerallarga juda o‘xshab ketadigan birikmalarini olish va o‘sha minerallarning kristallahishi hamda paydo bo‘lishini aniqlash mumkin bo‘ladi.

Keyingi yillarda laboratoriya usulida tabiatda kam uchraydigan bezak va qimmatbaho minerallarni olish jadal suratlar bilan rivojlanmoqda.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Mineralogik tadqiqotlardan maqsad nima?
2. Minerallarni o‘rganishning qanday usullari bor?
3. Minerallar tarkibi qaysi usullar bilan aniqlanadi?
4. Spektral tahlilni tushuntirib bering.
5. Termik tahlil nima uchun qo‘llaniladi?
6. Rentgenstruktur tahlilda qanday ma’lumotlar olinadi?
7. Lyuminessent tahlilni ta’riflang.

### **9-§. Minerallarning fizik xususiyatlari**

Har qanday mineral o‘ziga xos biror xususiyat bilan tavsiflanadi. Ana shu xususiyatiga qarab uni doimo boshqa minerallardan ajratish mumkin.

Quyida minerallarning eng ko‘p aniqlash ahamiyatiga ega bo‘lgan asosiy xususiyatlari ustida to‘xtab o‘tamiz. Bunday xususiyatlarga: morfologik xususiyatlar – kristallarning qiyofasi, qo‘shaloq kristallar, kristall yonlaridagi chiziqchalari; optik xususiyatlar-shaffofligi, rangi, chizig‘ining rangi, yaltirashi; mexanik xususiyatlar-ulanish tekisligi, sinishi, qattiqligi, mo‘rtligi, pachoqlanuvchanligi, qayishqoqligi; shuningdek, solishtirma og‘irligi, magnit tortishi, radioaktivligi va boshqa xususiyatlari kiradi.

#### **Minerallarning shaffofligi.**

Minerallarning o‘zidan nur o‘tkazish xususiyati ularning shaffofligi deb ataladi.

Hamma minerallar shaffoflik darajasiga qarab quyidagicha guruhlarga bo‘linadi:

- 1) shaffof minerallar: tog‘ billuri, island shpati, topaz va boshqalar;
- 2) yarim shaffof minerallar: zumrad, sfalerit, kinovar va boshqalar;
- 3) shaffof bo‘lmagan minerallar: pirit, magnetit, grafit va boshqalar.

### **Minerallarning rangi.**

Minerallarning rangi kelib chiqishiga ko‘ra uch xil bo‘ladi: 1) idioxromatik, 2) alloxromatik va 3) psevdoxromatik ranglar.

**Idioxromatik rang.** Ko‘p hollarda hech vaqt rangsiz kristallar bo‘lib topilmaydigan tabiiy birikmalarning rangi o‘sha minerallarning ichki xususiyatlari bilan bog‘liqdir. Masalan, qora rangli magnetit ( $Fe_3O_4$ ), jezsimon sariq pirit ( $FeS_2$ ), to‘q qizil kinovar ( $HgS$ ), misning yashil va ko‘k rangli kislородли тузлари (malaxit, azurit, feruza va boshqalar), to‘q-ko‘k rangli lazurit va h.k.

Minerallarning shunday o‘ziga xos rangi «idioxromatik rang» deyiladi. Grekcha «idios» – o‘ziniki, «xroma» – rang, bo‘yoq demakdir. Bular har xil minerallarda turli sabablar bilan bog‘liq ravishda namoyon bo‘ladi.

1. Juda ko‘p minerallarda rangning paydo bo‘lishi o‘sha birikma tarkibida qandaydir xromofor, ya’ni rang beruvchi kimyoviy elementning borligiga bog‘liq. Bunday xromoforlar jumlasiga: Ti, V, Cr, Mn, Fe, Co, Ni, ya’ni Mendeleyevning kimyoviy elementlar jadvali markazida joylashtirilgan temir guruxi elementlari, ba’zan – W, Mo, U, Cu va TR elementlarining ta’siri natijasida yuzaga keladi.

**Alloxromatik rang.** Bir mineralning bir necha rang va tuslarga bo‘yalgan bo‘lishi «alloxramtizm» deyiladi. Grekcha «ollos» – tashqi, chet, boshqa demakdir. Masalan, odatda rangsiz, ko‘pincha butunlay shaffof kristallar bo‘lib topiladigan kvars (tog‘ billuri) ko‘rkam gunafsha rangli (ametist), pushti, sarg‘ish-qo‘ng‘ir (temir oksidlari bo‘lgani uchun), tilla rang (tsitrin), kul rang yoki tutun rang (rauxtopaz), to‘q qora (morion), nihoyat sutdek oq ham bo‘lishi mumkin. Xuddi shunga o‘xshash osh tuz – galit ham oq, kul rang, qo‘ng‘ir, pushti va ba’zan ko‘k rangli bo‘lishi mumkin.

**Psevdoxromatik rang.** Ayrim shaffof minerallar rangining xilma-xil bo‘lib tovlanishi «psevdoxramtizm» deyiladi. Grekcha «psevdo» – qalbaki degani. Mineral yuzasiga tushayotgan nurning uning ulanish tekisligi darzlari ichki yuzalaridan, ba’zan qandaydir aralash-

malar yuzasidan qaytishi psevdoxramitk ranglarni keltirib chiqaradi. Bu xodisani suv ustida suzib yurgan kerosin, yog‘ yoki neftning har xil «kamalak rangidek» tovlanib turadigan pardasida kuzatishimiz mumkin. Bu shaffof moy po‘stining ostki (suvdan ajratib turadigan) va ustki (havo bilan cheklangan) yuzalaridan qaytgan yorug‘lik nurining boshqa ranglarga ajralishi bilan bog‘liqdir.

Bunday aldamchi rang hodisasi qattiq shaffof minerallarda ham bo‘ladi. «Labradorit» degan ziynat tosh buning ajoyib misolidir. Uning ayniqsa jilolangan yuzasida ma’lum burchakka burab qara-ganda har joy-har joyi chiroyli ko‘k va yashil bo‘lib tovlanib-chaqnab ko‘rinadi. Bu holat tarkibiga ko‘ra asosiy massadan ajralib turadigan boshqa minerallarning yupqa plastinkachalari aralashmasi borligi bilan bog‘liqdir.

Amaliy ish paytida minerallarning rangi biror yaxshi tanish bo‘lgan jism yoki modda rangi bilan taqqoslanib, qiyosiy aniqlanadi. Shuning uchun ham minerallarning rangi ko‘pincha qo‘sh nom bilan yuritiladi. Masalan: sutdek oq, asaldek sariq, jezdek sariq, qirmizi-qizil, zumraddek yashil, olmadek yashil (xom olma rangida), shokoladdek qo‘ng‘ir, qo‘rg‘oshindek kul rang, qalayidek oq va h.k. Bunday aniqlashlarning hammasi qiyosiy (nisbiy) bo‘lishiga qaramay, ular qabul qilingan va mineralogiyaga oid jahon adabiyotida uchraydi.

Quyida bir qator minerallar uchun doimiy bo‘lgan ranglarning ko‘p qo‘llaniladigan nomlari keltiriladi:

- |   |  |
|---|--|
| 1. Gunafsha rang – ametist                        | 9. Qalayisimon – oq arsenopirit          |
| 2. Ko‘k – azurit                                  | 10. Qo‘rg‘oshindek kul rang – molibdenit |
| 3. Yashil – malaxit                               | 11. Po‘latdek kul rang – aynama ma’dan   |
| 4. Sariq – auripigment                            | 12. Temirsimon qora – magnetit           |
| 5. Sarg‘ish-qizil – krokoit                       | 13. Havo rang – kovellin                 |
| 6. Qizil – kinovar                                | 14. Misdek-qizil – sof tug‘ma mis        |
| 7. Qo‘ng‘ir – limonitning g‘ovak xili             | 15. Jezsimon-sariq – xalkopirit          |
| 8. Sarg‘ish-qo‘ng‘ir – limonitning oxrasimon xili | 16. Tilladek-sariq – oltin.              |

## **Chizig‘ining rangi**

Agar biz tekshiralayotgan mineral bilan bir bo‘lak sirlanmagan chinni yuzasini chizsak, uning yuzasida rangli chiziq hosil bo‘ladi. Bu mineral chizig‘ining rangi hisoblanadi, ba’zan minerallarning o‘zi va chizig‘ining rangi bir xil bo‘ladi. Masalan, pirolyuzit, gips, realgar kabi minerallar shular jumlasidandir. Ko‘pincha minerallarning rangi chizig‘ining rangidan farq qiladi. Masalan, yashil rangda, chizig‘ining rangi esa och yashil rangda bo‘ladi; galenit kul rangda, chizig‘i qoramtilrangda va h.k.

Shuning uchun minerallar chizig‘ining rangi ularni aniqlashda muhim diagnostik belgilardan biri hisoblanadi.

Sirlanmagan chinni bo‘lagi bo‘lmagan taqdirda mineral chizig‘ining rangini aniqlash uchun uning yuzasi qalamtarosh bilan qiriladi. Hosil bo‘lgan kukuni oq qog‘ozga suritiladi va shu yo‘l bilan chizig‘ining rangi aniqlanadi.

**Yaltiroqligi.** Mineralning yuzasiga tushgan nurni qaytarish xususiyati «yaltiroqlik» deyiladi. Bu xususiyat mineral yuzasining xarakteriga, nur sindirish qobiliyatiga, kristallarning joylashishiga, darzligiga, mayda yoriqlar va boshqa sabablarga bog‘liq. Yaltiroqligiga ko‘ra minerallar qo‘yidagilarga bo‘linadi:

1. Metallsimon yaltirash. Bunday yaltirash asosan ma’dan hosil qiluvchi minerallarga xos hisoblanadi. Masalan, oltin magnetit, gematit, galenit, pirit, xalkopirit metallsimon yaltiraydi.
2. Shishasimon yaltirash. Bu yaltirash tiniq minerallar orasida keng tarqalgan. Masalan, galit (osh tuzi), kalsit, tog‘ billuri, gips, flyuorit va boshqalarda.
3. Sadafsimon yaltirash. Bunda minerallar sadafga o‘xshab yaltiraydi. Bu yaltiroqlik ko‘pincha tolali va yaxshi ulanish yuzasiga ega bo‘lgan minerallarda ko‘rinadi. Masalan, muskovit, biotit va boshqalarda.
4. Olmossimon yaltirash. Bunday yaltiroqlik olmos, sfalerit, kinovar kabi minerallarga xos.
5. Moysimon yaltirash. Mineral yuzasiga moy surtilganga o‘xshaydi. Bunday yaltiroqlik talk, grafit, nefelin kabi minerallarga xos.
6. Xira-bo‘zsimon yaltirash. Bunday yaltirash yaltiramaydigan minerallar uchun qo‘llaniladi. Masalan, opal, fosfarit, kaolinit shunday xususiyatga ega.

**Solishtirma og‘irlilik.** Mineral og‘irligining uning hajmiga nisbati «solishtirma og‘irlilik» deyiladi, ya’ni solishtirma og‘irlilik – zichlik demakdir.

Minerallarning solishtirma og‘irligi ularning tarkibini tashkil etuvchi ion yoki atomlarning og‘irligi va radiuslarining o‘lchamiga bog‘liq bo‘lib, 0,85 dan 23 gacha bo‘lgan raqam bilan belgilanadi.

Mineralogiya amaliyotida minerallar solishtirma og‘irligi bo‘yicha besh guruhg‘a ajratiladi:

1. Juda yengil 0,85–1,5 (bitum – 0,9; qahrabo – 1).
2. Yengil 1,5–2,5 (mirobolit – 1,5; gips – 2,3).
3. O‘rtacha 2,5–4 (kvars – 2,6; olmos – 3,5).
4. Og‘ir 4–10 (ortit – 4; kinovar – 8,6).
5. Juda og‘ir 10–23 (kumush – 11; oltin – 18; platina – 19; iridiy – 23).

Dala sharoitida minerallarning nisbiy solishtirma og‘irligini geologlar qo‘lda chandalash yo‘li bilan ani qlaydilar. Bu vaqtida sinalayotgan turli mineral bo‘laklari hajmining kattaligi bir xil bo‘lishi shart.

### **Qovushqoqlik va sinish.**

Minerallarning (yoki kristallarning) ma’lum kristallografik tekis yuzalar bo‘yicha ajralishi «qovushqoqlik» deb ataladi. Ajralish yoki sinish natijasida hosil bo‘lgan yuzalar esa «ulanish yuzasi» deb ataladi.

Minerallarning bu xususiyati ularning faqat ichki tuzilishi bilan bog‘liq, minerallarning qiyofasi bilan bog‘liq bo‘lmagan ravishda namoyon bo‘ladi va shu belgisi ularni aniqlashda muhim diagnostik belgi bo‘lib xizmat qiladi. Ko‘pincha minerallarning «shpatlar» deb atalishi ham tasodifiy bo‘lmay, ularning mana shu xossalariiga asoslanganligidir. Masalan, dala shpati, og‘ir shpat, plavik shpati, island shpati va h.k. «Shpat» so‘zi grekchadan «plastinkacha» ma’nosini bildiradi va shpatlar qatoriga kiritilgan barcha minerallar metall-dan boshqacha yaltiraydi va bir necha yo‘nalishlar bo‘yicha mukammal ulanish yuzasiga ega bo‘ladi.

Minerallarning qovushqoqligini baholash uchun quyidagi shkala qabul qilingan:

1. O‘ta mukammal qovushqoqlik. Mineral (yoki kristall) silliq yupqa varaqsimon plastinkalarga ajraladi (slyudalar, gips).
2. Mukammal qovushqoqlik. Ma’lum yo‘nalishlarda tekis yuzalar bo‘ylab ajralish (kalsiy, galit, galenit).

3. O‘rtacha qovushqoqlik. Ajralish tekis va notekis yuzalar bo‘ylab amalga oshadi (dala shpatlari, shox aldamchisi).

4. Nomukammal qovushqoqlik. Tekis ajralish yuzalari kam, asosan notekis yuzalar bo‘yicha (berill, apatit).

5. O‘ta nomukammal qovushqoqlik. Qovushqoqlik yo‘q. Minerallar notekis yuzalar bo‘ylab ajraladi (kvars, cassiterit).

Qovushqoqligi yo‘q minerallarning notekis yuzalar bo‘yicha ajralishi «sinish» deb ataladi.

Notekis yuzalarning holatiga ko‘ra quyidagi sinish turlari bo‘lishi mumkin:

1. Notekis (oltingugurt, apatit).
2. Zinasimon (dala shpati).
3. Zirapchasimon (aktinolit, tremolit).
4. Chig‘anoqsimon (kvars, xalsedon, opal).
5. Ilgaksimon (sof tug‘ma elementlar – oltin, mis).
6. Kesaksimon (boksit, kaolinit, bo‘r).

## **Qattiqlik**

«Qattiqlik» – deb minerallarning tashqi ta’sir etuvchi mexanik kuchga qarshilik ko‘rsata olish darajasiga aytiladi. Dala sharoitida minerallarning faqat nisbiy qattiqligini aniqlash mumkin. Mutlaq qattiqligini aniqlash faqat laboratoriya sharoitida amalga oshiriladi. Ularning nisbiy qattiqligini aniqlaydigan, amaliyotda keng ko‘lamda qo‘llaniladigan oddiy usullar juda ko‘p. Bu usullar asosan minerallarning biri ikkinchisining tomonlari yuzasida iz (chiziq) qoldirishga asoslangan. Qattiqligi yuqoriroq bo‘lgan mineral undan yumshoqroq bo‘lgan mineral yuzasida iz qoldiradi. Iz qoldirgan mineral qattiqligi yuqoriroq degan xulosa chiqariladi.

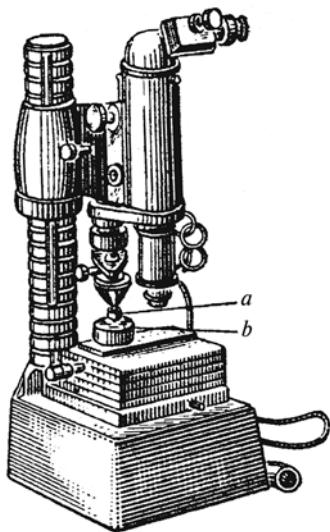
1822-yili Avstriya mineralshunosi Fridrix Moos (1773–1839-yy.) tomonidan etalon sifatida nisbiy qattiqlik jadvali (shkalasi) ishlab chiqildi (4-jadval).

### F.Moos qattiqqliq jadvali (shkalasi)

Mineral nomi	Nisbiy qattiqligi	Kimyoiy formulasi	Kristall singoniyasi
Talk	1	$Mg_3[Si_4O_{10}] (OH)_2$	Monoklin
Gips	2	$CaSO_4 \cdot 2H_2O$	Monoklin
Kalsit	3	$CaCO_3$	Trigonal
Flyuorit	4	$CaF_2$	Kubik
Apatit	5	$Ca_5[PO_4]_3 (F,Cl)$	Geksagonal
Ortoklaz	6	$K [AlSi_3O_3]$	Monoklin
Kvars	7	$SiO_2$	Geksogonal
Topaz	8	$Al_2[SiO_4] F_2$	Rombik
Korund	9	$Al_2O_3$	Trigonal
Olmox	10	S	Kub

F.Moos qattiqqlik jadvali har xil qattiqlikga ega bo‘lgan 10ta standart minerallardan iborat bo‘lib, eng yumshoq – talkdan boshlab to olmosgacha qattiqligi tobora oshib boradigan minerallardan tashkil topgan. Bu jadvaldagi har bir keyingi mineral oldinda turgan mineralni chizadi (iz qoldiradi). Masalan, qattiqligi aniqlayotgan mineral yuzasida qattiqligi beshga teng bo‘lgan mineral (4-jadval, apatit) iz qoldirsa, bu mineralning o‘zi jadvaldagi qattiqligi to‘rt bo‘lgan mineralni chizza, uning qattiqligi 4,5ga teng bo‘ladi. Agar aniqlanayotgan mineral qattiqligi flyuoritga yaqinroq bo‘lsa 4,25, apatitga yaqinroq bo‘lsa 4,75 deb belgilanadi.

Qattiqlik jadvalida olmos eng yuqori o‘rinni egallaydi. Chunki shu kungacha olmos yuzasida iz qoldiradigan mineral ma’lum emas. Uning o‘zi barcha minerallarda iz qoldiradi. Demak, olmos qattiqligi bo‘yicha birinchi o‘rinda turadi.



*15-rasm. M.M.Xrushchev, E.S.Berkovich sklerometri:  
a – olmos piramidasi, b – tekshirilayotgan kristall.*

«Sklerometr (qattiqlik o‘lchagich)» – deb nomlangan maxsus asbob yordamida minerallarning absolyut qattiqligini aniq o‘lhash mumkin. 20-rasmda amaliyotda keng ko‘lamda ishlatiladigan sklerometr tasvirlangan. Mikroskopga o‘xhash asbobga maxsus indikator joylashtirilgan. Indikator uchiga kvadrat shakldagi olmos piramidasi o‘rnatilgan. Indikator qattiqligi aniqlanadigan, mineral yuzasiga qo‘yiladi. Undan keyin ma’lum bir og‘irlik ta’sirida indikator uchidagi olmos piramidasi mineral yuzasiga botadi. Bundan hosil bo‘lgan chuqurcha tasviri mikroskop tagida ko‘rilib, chuqurchaning diagonali o‘lchanadi va mikroqattiqligi aniqlanadi (mikroqattiqlik mikroskop yordamida 2–3 mm yuzada aniqlangan qattiqlik, shunday nom bilan yuritiladi). Quyida Moos jadvalidagi minerallarning professor M.Xrushchev tomonidan aniqlangan mikroqattiqlik qiymati keltirilgan:

#### *5-jadval*

#### **Moos jadvalidagi minerallarning professor M.M.Xrushchev tomonidan aniqlangan mikro- qattiqlik qiymati**

Talk	2,4	Ortoklaz	795
Gips	36	Kvars	1120
Kalsit	109	Topaz	1427
Flyuorit	189	Korund	2060
Apatit	536	Olmos	10060

Qattiqlikni aniqroq o‘lchaydigan usullar minerallarning turli tomonlari bo‘yicha har xil mikroqattiqlikga ega ekanligini tasdiqlashdi. Minerallar qattiqligi ularning ichki tuzilishlari bilan chambarchas bog‘langanligi isbotlandi.

**Magnitlilik.** Mavjud minerallarning juda oz qismigina magnitlilik xossasiga egadir va bu xususiyat minerallarning muhim diagnostik belgisi sifatida ahamiyatlidir.

Tarkibida temir, nikel, kobalt bo‘lgan minerallar magnitlilik xossasiga ega bo‘ladi.

Mineralda magnitlilik xossasining bor-yo‘qligi magnit strelkasi yordamida aniqlanadi. Minerallarni magnit strelkasiga yaqinlashtirganimizda, uni o‘ziga tortsa yoki qimirlatsa, bunday mineral magnit xossasiga ega bo‘ladi. Masalan, magnetit, gematit, pirrotin, pentlandit kabilar shular jumlasidandir.

Magnit strelkasidan tashqari temir qirindilari, mix va boshqa temir buyumlar yordamida ham minerallarning magnitlik xossasini aniqlasa bo‘ladi.

### **Mexanik deformatsiyalar.**

«Deformatsiya» so‘zi lotin tilidan olingan bo‘lib, tashqi kuch ta’sirida qattiq jismning hajmi yoki shakli o‘zgarishi demakdir. Og‘irligi esa o‘z holicha qoladi. Tashqi kuchlarning kristallarga ta’sir etishi darajasiga qarab mexanik deformatsiya ikkiga: elastik (egiluvchanlik) va plastik (siljishlik) deformatsiyaga bo‘linadi.

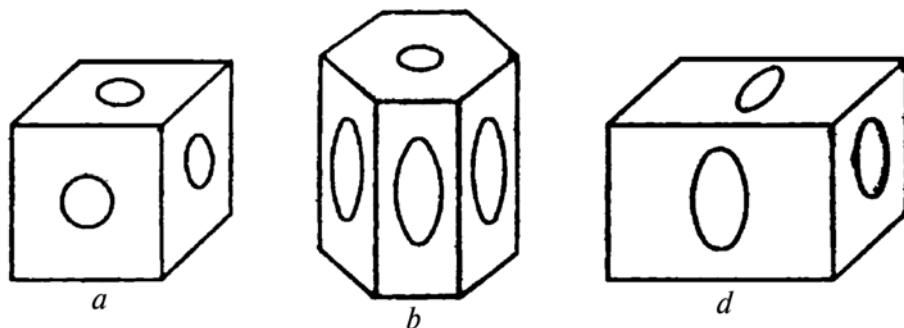
Jismlarning, jumladan kristallarning biron tomoniga yoki qirrasiغا katta og‘irlik yoki bosim kuchi ta’sir etilsa, uning avvalgi vaziyati o‘zgaradi (zichlashadi, egiladi, qiyshayadi va h.k.). Agar tashqi ta’sir etuvchi kuch olib tashlansa, kristall avvagi holatiga qaytadi. Bu esa «elastik deformatsiya» deyiladi. Kalsit, slyuda va boshqa minerallar kristellarida bu hodisa yaqqol ko‘rinadi.

**Kristallarning tarangligi.** Ma’lumki, qattiq jismlarga tashqi mexanik kuchlar (siqish, cho‘zish, bosish va x.k.) ta’sir etsa, ularning tashqi ko‘rinishi va xajmi o‘zgaradi, ya’ni oldingi bo‘limda aytilganidek, deformatsiyalanadi. Agar tashqi kuch ta’siri ma’lum me’yorda bo‘lib, undan keyin olib tashlansa, qattiq jism o‘zining avvalgi holatiga (ko‘rinishiga) qaytadi.

Bu hodisa qattiq jismning taranglik xususiyati deyiladi. Tashqi kuch ta’siri me’yordan oshib ketsa, qattiq jismning ichki tuzilishi buziladi, sinadi, pachoqlanadi. Bu «qaytmas deformatsiya» deyiladi.

Qattiq jism deformatsiyalangandan so‘ng o‘zining avvalgi holatiga qaytishi «qattiq jismning tarangligi» deb ataladi.

**Issiqlik o‘tkazish xususiyatlari.** Kristallarning issiqlik o‘tkazish xususiyatlarini aniqlash uchun ko‘pgina tajribalar o‘tkazilgan. Shulardan eng oddysi – shag‘am (parafin) yordamida kristallarning issiqlik o‘tkazish xususiyatlarini aniqlashdan iborat. Masalan, kub shaklidagi kristall tomonlarini bir xil qalinlikda shag‘am bilan qoplab, markaz qismiga qizdirilgan igna tutiladi. Bu holda igna uchi tekkan nuqtadan shag‘am barcha tomonlarga bir xil tezlikda eriy boshlaydi. Ma’lum vaqt o‘tgandan keyin erish nuqtalari o‘zaro birlashtirilsa, doira shakli hosil bo‘ladi (16-rasm).



16-rasm. Kub (a), geksagonal prizma (b) va rombik prizma (d) tomonlarida shag‘amning erish shakllari.

Bundan «kubning barcha tomonlari bo‘yicha issiqlik bir xil tezlikda tarqaladi» degan xulosa chiqarish mumkin. Shuning kabi oliy kategoriya kristallarining barchasida ham shu hodisani kuzatish mumkin. Demak, oliy kategoriya kristallarining izotropik xususiyatga ega bo‘lganligi uchun issiqlik barcha tomonlarga bir xil tezlikda tarqaladi.

Yuqorida ko‘rsatilgan tajribani o‘rta kategoriya (geksagonal, triangular, tetragonal singoniyalari) kristallarida o‘tkazsak tamomila boshqacha holni kuzatish mumkin. Ularda issiqlik tarqalish tezligining shakli ellipsni ifodalaydi. *Demak, o‘rta kategoriya kristallarining anizotroplik xususiyatlariga binoan issiqlik ikki yo‘nalishda har xil tezlik bilan tarqaladi.*

Quyi kategoriya kristallarining tomonlarida issiqlik o‘tkazish tezligi har xil bo‘lib, bir-biriga perpendikulyar holatda joylashgan o‘qlari turli o‘lchamdagи ellipsoidlar shaklida tarqaladi

**Issiqlikdan kengayish xususiyatlari.** Issiqlik ta’sirida kristallarning kengayishi ularning issiqlik o‘tkazish xususiyatlariga bog‘liq.

Agar kubik singoniyali kristallardan shar shaklida kesma qirqib olib qizdirilsa, uning hajmi kattalashadi, barcha tomonlarga birdek kengayadi, ammo shakli o'zgarmaydi. O'rta kategoriya (trigonal, tetragonal, geksagonal) kristallaridan kesib olingen shar qizdirilsa, u ham kengayadi, lekin yo'nalishlari bo'yicha barobar kengaymaganligi uchun cho'zinchoq yoki yassi ellipsoid shaklida bo'ladi. Quyi kategoriya (triklin, monoklin, va rombik singoniyalari) kristallaridan tayyorlangan shar qizdirilsa, u kengayadi va uch o'qli ellipsoid shakliga aylanadi. Chunki sharning uch yo'nalishida kengayish hajmi (tezligi) uch xil bo'ladi. Bir darajaga qizdirilganda kristallning ma'lum yo'nalishi bo'yicha cho'zilish miqdori «yo'nalishli kengayish koeffitsiyenti» deb yuritiladi va  $\beta$  harfi bilan belgilanadi. Bir darajaga qizdirilganda kristall hajmining o'zgarishi miqdori «hajm kengayishi koeffitsiyenti» deb ataladi va  $\alpha$  harfi bilan ifodalanadi.

**Elektr o'tkazuvchanlik xususiyatlari.** Kristallar tarkibi, ichki tuzilishi, atom va ionlarning o'zaro bog'lanish turlariga qarab elektr tokini har xil o'tkazadi. Atomlari metall bog'lanishga ega bo'lgan, sof metall kristallar tokni yaxshi o'tkazadi.

Masalan: mis, temir va boshqalar. Aksariyat ionli va kovalentli bog'lanishga ega bo'lgan ko'pgina kristallar va minerallar oddiy sharoitda elektr tokini o'tkazmaydi (dielektrik). Lekin bu bog'lanishlar-dagi ko'pgina kristallar ishqalanganda, qizdirilganda, cho'zganda, qisganda zaryadlanish va tok o'tkazish xususiyatiga ega bo'ladi. Ba'zi bir kristallarni qizdirganda elektrlanishiga «piroelektriklik», qisganda elektrlanishiga – «pyezoelektriklik xususiyati» deyiladi. Bular amaliy ahamiyatga ega bo'lib, texnika sohasida keng kulamda ishlataladi.

**Piroelektrik xususiyati.** *Issiqlik ta'sirida kristallarda elektr zaryadlarining paydo bo'lishi «kristallning piroelektriklik xususiyati» deyiladi.*

Kristallarning piroelektriklik xususiyatlari tasodifan kashf etilgan. Issiq kulda yotgan turmalin kristalining bir uchiga kul kukunlari yopishib kolganligi kuzatilgan. Buning sababi F.Kund tomonidan 1883-yilda o'tkazilgan tajribada aniqlangan. F.Kund turmalin kristalini qizdirib bir uchiga manfiy zaryadli, mayda sariq rangli oltingugurt kukunini sepgan, ikkinchi uchiga esa musbatli zaryadli, qizil rangli surik ( $Pb_3O_4$ ) kukunini sepgan. Turmalin kristalining musbat zaryadlangan uchi sariq rangga, manfiy zaryadlangan uchi qizil rangga bo'yalgan.

Shunga asoslanib, «qizdirilgan turmalin kristallarining uchlarida qutplashgan elektr zaryadlari yuzaga keladi», degan xulosa chiqarilgan.

Piroelektrik xususiyatli kristallar to‘lqin uzunligi (30 chastota) qisqa bo‘lgan ultratovush manbai, stabilizator sifatida, radiotexnika va elektronika sanoatlarida keng ko‘lamda ishlatiladi.

Piroelektriklik xususiyati kristallarning pyezoelektriklik xususiyatlari bilan bog‘liq. Chunki kristallni qizdirganda uning xajmi o‘zgaradi.

**Pyezoelektriklik xususiyati.** Kristallarni siqish va cho‘zish ta’sirida elektrlashtirish ularning pyezoelektriklik xususiyatlari deyiladi. «Pyezoelektrik» so‘zi grek tilidan olingan bo‘lib, «elektrlashtirish» va «bosim» degan ma’noni bildiradi. Aniqrog‘i, kristallarning bosim ta’sirida elektrlanishi, demakdir. Elektrlanish kristallarning ma’lum bir yo‘nalishlari bo‘yichagina yuzaga keladi. Bu yo‘nalishga perpendikulyar joylashgan qarama-qarshi tomonlardan bittasi musbat zaryadga, ikkinchisi esa manfiy zaryadga ega bo‘ladi. U «qutplashgan yo‘nalishlar» deb yuritiladi.

Pyezoelektriklik xususiyatning mavjudligini kvars kristali misolida ko‘rish mumkin.

Kvars kristali siqilganda bir uchida musbat, ikkinchi uchida esa manfiy elektr zaryadlari paydo bo‘ladi, cho‘zilganda esa qutplashgan zaryadlar o‘rin almashadi. Avvalgi musbat qutb manfiy qutbga, manfiy qutb esa musbat qutbga aylanadi. Kvars kristalidan  $L^2$  o‘qiga perpendikulyar yo‘nalishda yupqa plastinka kesib olib, uni o‘zgaruvchan tok maydoniga joylashtirilsa, unda pyezoelektriklik xususiyati paydo bo‘ladi. Bu sharoitda uning o‘zining o‘zgaruvchan tok ta’sirida siqilishi va cho‘zilishi natijasida to‘lqinlanuvchi harakat yuzaga keladi. U bir sekundda 10–50 marta to‘lqinlanishi mumkin. Plastinkaning mekanik to‘lqinlanish harakati atrof muhitdagi zarrachalarga ta’sir qilib, bu muhitda ultra tovushli to‘lqinlar tarqatadi. Bunday to‘lqinlar suvda uzoq masofalarga tarqalishi mumkin. Shuning uchun dengizlardagi suv osti kemalarining o‘zaro aloqa bog‘lash, dengiz chuqurligini o‘lchash asboblarida, radiotexnikada, elektronikada va texnikaning yangi sohalarida keng qo‘llaniladi.

Bugungi kunda 500 yaqin har xil jins kristallarining pyezoelektriklik xususiyatlari o‘rganilgan. Lekin ulardan o‘ndan birginasi amaliy ahamiyatiga ega. Kvarsdan tashqari turmalin, segnet tuzlari

( $\text{NaKC}_4\text{H}_4\text{O}_6 \cdot 4 \text{ H}_2\text{O}$ ) pyezoelektriklik xususiyatiga ega va amaliyotda keng ko‘lamda ishlataladi.

**Radioaktivlik.** «Radioaktivlik» deb elementlar yadrosining tabiiy ravishda parchalanib, o‘zidan nur taratishiga aytildi. Lotin tilidan «radiatio» – «nurlanish» ma’nosini anglatadi.

Mendeleyev davriy jadvalining eng oxirida poloniy (Po) dan boshlab urangacha (U) bo‘lgan elementlar tabiiy holda nurlanib, ularda parchalanuvchi radioaktiv elementlar joylashgan bo‘lib, ular yer po‘stida radiaktiv minerallar va ma’danlar hosil qiladi.

Minerallar va ma’danlarning radioaktivligi turli elektrioskoplar, ionlashuv kameralari va boshqa priborlar yordamida aniqlanadi.

Tog‘ jinsi va minerallarning radioaktivligi uran konlarini izlashda va tog‘ jinslarining mutlaq yoshini aniqlashda muhim ahamiyatga ega.

Boshqa xususiyatlarini. Minerallarni aniqlashda yuqorida ta’rifi keltirilgan asosiy diagnostik xususiyatlaridan tashqari ayrim xususiyatlari ham borki, ular ham o‘z navbatida diagnostik belgi bo‘lib xizmat qilishi mumkin. Bunday xususiyatlarga minerallarning ta’mi, hidi, eruvchanligi, gigroskopikligi (nam tortuvchanligi), yonuvchanligi kabi xossalari keltirish mumkin.

Yengil eruvchan minerallarga tilimizni tekkizsak, ularning ta’mini sezamiz. Minerallar orasida sho‘r (galit), achchiq (silvin), taxir (achchiqtoshlar) ta’mdagilari uchraydi. Lekin ta’mni sinashda ehtiyyot bo‘lish kerak. Chunki minerallar orasida zaharlisi ham uchraydi (arsenopirit – FeAsS).

Minerallarning hidi ham muhim diagnostik belgilar qatoriga kiradi. Arsenopirit minerali bolg‘a bilan urilganda o‘zidan sarimsoq hidini, sof oltingugurt bo‘laklari bir-biriga ishqalansa gugurt yonishidagi hid, fosforit bo‘laklari ishqalansa kuygan suyak hidi, mo‘miyodan esa (sal isitilgandan so‘ng) qo‘llansa hid taraladi.

«Minerallarning gigroskopligi» deganda ularning o‘zlariga namlikni tortish xususiyatiga aytildi. Bunday xususiyatga ega bo‘lgan minerallarga tilimizni yoki ho‘l labimizni tekkizsak, ular tilimizga yoki labimizga yopishganini sezamiz. Bundan tashqari, shunday minerallarga ozgina suv tomizsak, suvni tez shimib oladi. Bunday minerallarga galluazit, trepel, kaolinit kabilarni misol qilish mumkin.

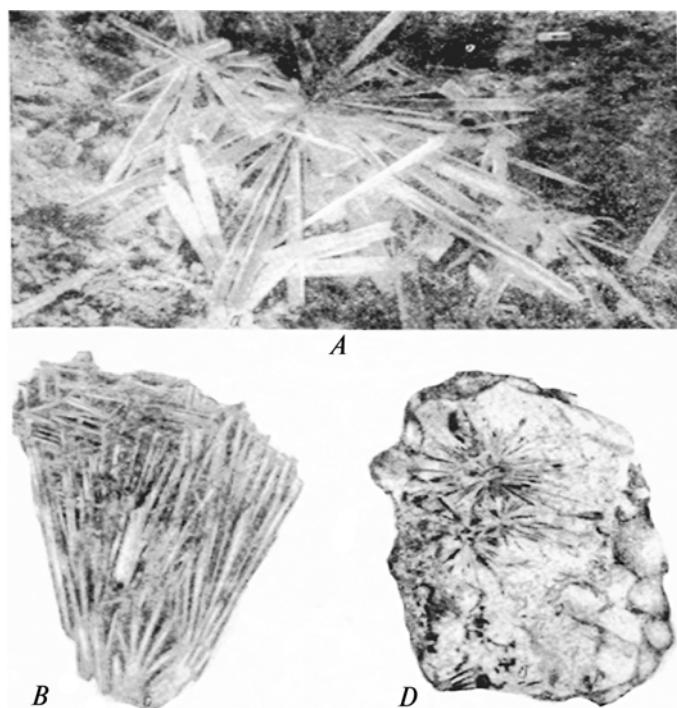
**Yonuvchanlik** ham ayrim minerallar uchun diagnostik belgi bo‘lib hisoblanadi. Yumshoq va o‘rtta qattiqlikdagi minerallar orasida yonuvchi xillari bo‘ladi. Masalan, sof oltingugurt, kahrabo, asfalt va

ozokeritlarga gugurt alangasini yaqinlashtirsak, ular tez o‘t olib o‘zlariga xos hid chiqarib asta yona boshlaydi.

## 10-§. Minerallarning agregatlari

Tabiatda minerallar alohida kristallar qo‘rinishida, o‘simtalar yoki ularning to‘plamlari shaklida uchrashi mumkin. Mineral hosil qiluvchi tabiiy jarayonlarda hosil bo‘lgan kristallar to‘plami «mineral agregatlari» deyiladi.

Minerallar agregatlari shakli va tuzilishi bo‘yicha turli-tumandir. Ulardan tabiatda eng ko‘p uchraydigani va muhimlari quyidagilar hisoblanadi.



*17-rasm. Minerallarning agregatlari. A – plastinkasimon,  
B – ignasimon, D – nursimon.*

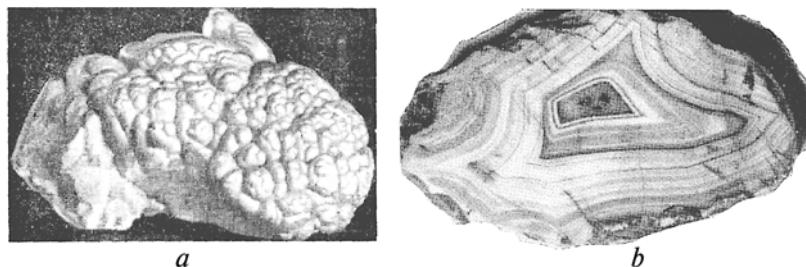
1. Dendrit – tog‘ jinslari yupqa qatlamlari yuzasida elementlar eritmasidagi shoxsimon, butasimon ko‘rinishidagi shakllardir (18-rasm, a). Mis, kumush, marganets elementlari ko‘proq shunday shakllarni paydo qiladi.

2. Druzalar – asosi bir bo‘lib, turli tomonga qarab o‘sgan kristallar to‘plami. Tabiatda kvarts, kalsit, topazning yirik, chiroyli druzalari ko‘p uchraydi (18-rasm, b).



18-rasm. Marganets oksidi dendritlari (a) va morion kristali druzalari (b).

3. Oqma shakllar – buyrak, sumalak ko‘rinishida bo‘ladi (19-rasm). Bunday shakllar minerallarning eritmadan hosil bo‘lish jarayonida tog‘ jinsi yoriqlaridan o‘tib bug‘lanishi natijasida yuzaga keladi. Malaxit, xalsedor, kalsit minerallari uchun xos.

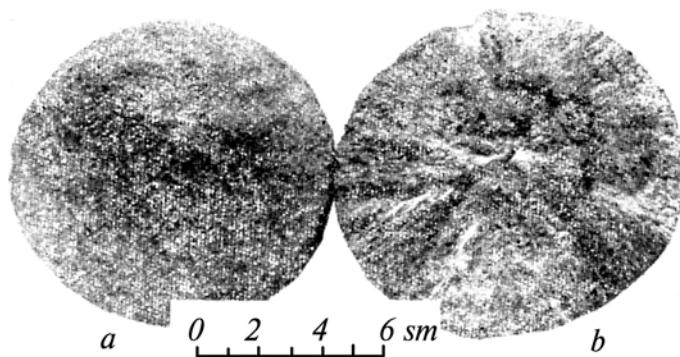


19-rasm. Buyraksimon (a) va yo‘l-yo‘l agregat (b).

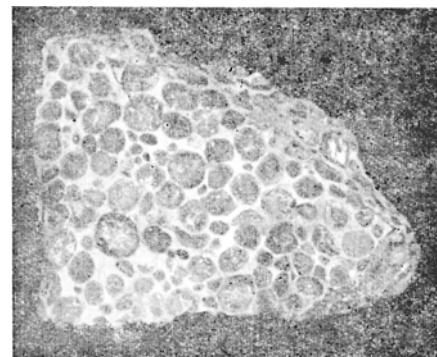
4. Konkretsiyalar – biror-bir zarracha atrofida moddaning to‘planishidan hosil bo‘ladi. Kristallar markazdan yon atrofga radial joylashgan nur ko‘rinishida shakllanadi. Shuning uchun tuzilishi radial-nurli bo‘ladi. Ba’zan bir tekis bo‘lishi ham mumkin. Konkretsiyalar shakli linza, shar yoki noto‘g‘ri dumaloq bo‘lishi mumkin (20-rasm). Marganets, temir oksidlari, kalsit, markaziy minerallari ko‘proq shunday shakllarni hosil qiladi.

5. Sekretsya – konkretsiyadan paydo bo‘lishi bilan farq qiladi. Sekretsiyalar tog‘ jinsi bo‘shliqlarining mineral modda bilan to‘ldirilishidan hosil bo‘ladi. To‘ldirish jarayoni chekkadan o‘rtaga qarab rivojlanadi. Sekretsiyalar asosan oval ko‘rinishda bo‘ladi. Mayda turi «mindal», yirigi «jeoda» deb ataladi. Sekretsiyalarni ko‘proq ametist, xalsedor, aqiq (agat), kalsit minerallari hosil qiladi.

6. Oolitlar – o‘lchamlari 1–10 mm atrofida bo‘lib, sharsimon, nuqtasimon, ikrasimon agregatlardir. Bunday shakllarni marganets, temir, aluminiy oksidlari hosil qiladi. Ko‘pincha oolitlar o‘zaro sementlashib tog‘ jinsini paydo qiladi (21-rasm).



20-rasm. Fosforit konkretsiyalari.

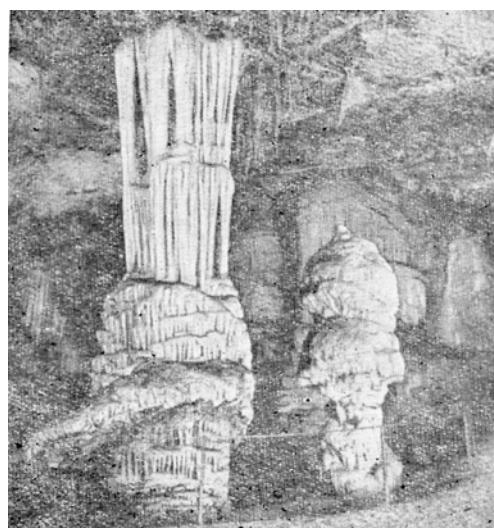


21-rasm. Boksitning oolitli agregati.

7. Donador agregat – asosan magmatik tog‘ jinslari uchun xos bo‘lib, kristallarning o‘zaro zich joylashuvi natijasida paydo bo‘ladi. Donalarining o‘lchamlariga ko‘ra yirik, o‘rta va mayda donali turlari ajratiladi.

8. Yersimon agregat – yumshoq va bo‘shoq minerallar uchun xos. Bunday agregatni ko‘proq marganets, temir gidrooksidlari hamda gillar va boksit yuzaga keltiradi. Ular qo‘lga yuqadi va oson maydalanim ketadi.

9. Sumalaksimon shakllar – tog‘ jinslari orasidagi katta yoriqlar, bo‘shliqlar, yerosti g‘orlari orqali sizib o‘tuvchi kolloid holdagi eritmalardan hosil bo‘ladi. Ular «stalagtitlar va stalagmitlar» deb ataladi. Stalagtitlar yerosti g‘orlari shipida sumalakdek osilgan holda, stalagmitlar esa g‘orning pastki yuzasidan yuqoriga qarab o‘sayotgandek tuyuladi (22-rasm).



22-rasm. Stalaktit va stalagmitlar.

## **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Mineralga ta’rif bering.
2. Minerallarning soni va tarqalishi.
3. Mineralogiyaning vazifasi qanday?
4. Minerallarning ahamiyati.
5. Minerallarga qanday nom beriladi?
6. Minerallarning eng muhim fizik xossalari sanab bering.
7. Minerallar rangi qanday ifodalanadi?
8. Minerallar yaltiroqlik bo‘yicha qanday aniqlanadi?
9. Qattiqlik dalada qanday aniqlanadi?
10. Moos shkalasi minerallarini sanab bering.
11. Minerallarning ulanish yuzasini tushuntirib bering.
12. Minerallarning sinishi nima?
13. Minerallar qanday shakllarda bo‘lishi mumkin?
14. Mineral agregatiga ta’rif bering.
15. Minerallar agregati turlarini sanab bering.
16. Druza nima?
17. Konkretsiya va sekretsiya nima?
18. Dendrit qanday paydo bo‘ladi?
19. Qaysi minerallar oolitlar shaklida uchraydi?
20. Oqma shakllarga misol keltiring.

## **11-§ Mineral hosil qiluvchi endogen jarayonlar**

Minerallar turli tabiiy geologik jarayonlarda hosil bo‘ladigan moddalardir. Har bir geologik jarayonda o‘ziga xos minerallar paydo bo‘ladi.

Shuning uchun yer po‘sti ichkarisida va yuzasidagi barcha geologik jarayonlar ikki katta guruhga bo‘linadi: 1. Endogen (ichki); 2. Ekzogen (tashqi) jarayonlar.

Endogen mineral hosil qiluvchi jarayonlar magmaning faoliyati bilan bog‘langan bo‘ladi va ular quyidagi turlarga: magmatik, pegmatit, pnevmotolit, skarn, gidrotermal, vulkan, metamorfik jarayonlarga bo‘linadi.

**Magmatik jarayon.** Bu jarayon magmaning faoliyati va uning differensiatsiyasi (lot. «*differencio*» – bo‘lishi) bilan bog‘liq jarayon hisoblanadi. Magmatik differensiatsiya uning alohida tarkibiy qismlar-

ga ajralishi bo‘lib, bu jarayonda magmatik minerallar ma’lum tartibda birin-ketin hosil bo‘ladi. Avval erish harorati yuqori bo‘lgan (xromit, magnetit, apatit, sirkon) minerallar kristallanib hosil bo‘ladi. So‘ngra asta-sekin harorat pasayishi bilan boshqa minerallar hosil bo‘ladi.

**Pegmatit jarayon.** Pegmatitlar magmatik jarayonning oxirgi bos-qichida uchuvchan komponentlarga boy bo‘lgan qoldiq magmadan yuzaga keladi. Pegmatitlar – yirik donali kristallardan tashkil topgan intruziv tog‘ jinsi bo‘lib, tomirsimon, goho noto‘g‘ri va shtok shaklga ega bo‘ladi. Odatda ularning tarkibida kamyob va tarqoq elementlar ko‘p uchraydi. Pegmatit jarayonda minerallarning ko‘pchiligi 700–400 °C harorati oralig‘ida hosil bo‘ladi. Minerallarning hosil bo‘lishida harakatchan uchuvchan komponetlar muhim ahamiyatga ega. Pegmatit tomirlarining uzunligi bir necha km.ga, kengligi bir necha o‘n metrga etishi mumkin. Minerallar ham katta o‘lchamlarga ega bo‘ladi. Masalan bir tonnalik muskovit kristallari, 7 m<sup>2</sup> yuzaga ega bo‘lgan biotit minerali plastinkalari, uzunligi 14 metrga etadigan spodumen kristallari uchraydi. Pegmatitlardan sopol sanoati uchun kamyob va tarqoq elementlar (lantan, litiy, berilliy, tseziy, tantal, niobiy va boshqalar)ni ajratib olish uchun foydalaniladi. Ularda qimmatbaho va bezak toshlardan aleksandrit, zumrad, morion kabilar uchraydi.

**Pnevmatolit jarayoni.** Bu jarayon 400 °C dan yuqori haroratda, bosim va uchuvchan birikmalar ishtirokida ro‘y beradi. «Pnevma» – grekcha gaz ma’nosini beradi. Bu jarayonda magmadan ajralgan gazlar yuqoriga yoriqlar bo‘ylab harakat qiladi, natijada soviydi, o‘zaro va yon atrofdagi jinslar bilan reaksiyaga kirishib minerallar hosil bo‘ladi. HCl, H<sub>2</sub>S, SO<sub>2</sub>, CO<sub>2</sub>, CO, H<sub>2</sub>, O<sub>2</sub>, va boshqalar mineral hosil qiluvchi asosiy gazlar hisoblanadi. Pnevmatolit jarayoni minerallari bo‘lib cassiterit, volframit, gematit, molibdenit kabilar hisoblanadi.

**Skarn jarayoni.** Bu jarayon «kontakt-metasomatik jarayon» deb ham ataladi va 600–200 °C haroratda ro‘y beradi. «Skarn» so‘zi Shvetsiyaning Skarn tog‘lari nomidan olingan bo‘lib, bu yerda birinchi marta shu jarayon o‘rganilgan. Kontakt deganda magmaning ohak-tosh, dolomit kabi karbonatli jinslar bilan hosil qilgan chegara tushuniladi. Metasomatizm («meta» – keyin, «somatoz» – tana) jarayonida magmadan ajralgan issiq eritmalar yon atrofdagi tog‘ jinslari bilan kimyoviy reaksiyaga kirishib, elementlarning o‘rin almashish reaksiyasi ketadi. Natijada yangi skarn minerallari hosil bo‘ladi. Ularga granitlar, vollastonit, epidot, amfibollar guruhi minerallari kiradi.

**Gidrotermal jarayon.** Magma tarkibidan ajralgan suv bug‘lari va gazlar asta-sekin sovib issiq eritmaga, ya’ni gidrotermal eritmaga aylanadi. Bu yeritma tarkibida past haroratlarda ham birikmalar hosil qila oladigan elementlar to‘plangan bo‘ladi. Gidrotermal eritma yer po‘stidagi turli yoriqlar bo‘ylab harakatlanar ekan, uning tarkibidagi oltin, kumush, mis, volfram, molibden, temir, qo‘rg‘oshin, rux, uran, qalay, simob, surma kabi asosan metall elementlar oltingugurt bilan birikib, sulfidlar guruhidagi minerallarning asosiy qismini paydo qiladi. Tomirsimon yoriqlarning o‘zini esa kvars, kalsiy va barit minerallari to‘ldiradi. Gidrotermal jarayon yuqori ( $550\text{--}400$  °C), o‘rta ( $400\text{--}200$  °C) va past ( $200\text{--}50$  °C) haroratli turlarga ajratiladi.

Gidrotermal jarayonlarning oxirgi qoldiq suv eritmalari qisman yerosti suvlari bilan ajralib yer yuziga issiq buloqlar ko‘rinishida qaytib chiqadi.

**Vulkan jarayon.** Vulkan otilishi jarayonida tashqariga juda ko‘p miqdorda gazlar va lava otilib chiqadi. Bunda effuziv tog‘ jinslari bilan bir qatorda minerallar ham paydo bo‘ladi. Ular tog‘ jinslari tarkibida qotgan, lava yoriqlarida vulkan krateri devorlarida hosil bo‘ladi. Silikatlar, oksidlar, sulfidlar, galoidlar guruhiga mansub bir qator minerallar, shu jumladan sof tug‘ma oltingugurt va temirning xlorli birikmali vulkan krateri devorlarida hosil bo‘ladi. Minerallarning kristallanishi  $2000\text{--}500$  °C atrofida kechadi.

**Metamorfik jarayon.** Yer po‘stining ichki qismida yuqori bosim, harorat va issiq eritmalar ta’sirida kechadigan jarayon «metamorfik jarayon» yoki «metamorfizm» deyiladi. Metamorfizmning turlari ko‘p. Ularning eng keng tarqalgan turlari: kontakt metamorfizm, regional metamorfizm va dinamometamorfizmdir.

Kontakt metamorfizm jarayoni ikki xil o‘zaro modda almashish va modda almashmaslik yo‘li bilan amalga oshadi.

Modda almashuvi bilan kechadigan jarayonda yangi minerallar hosil bo‘ladi. Bunday minerallarga kalsiy, vollastonit, shox aldamchisi, pirit, korund, serpentin kabilar kiradi.

Modda almashmaslik bilan boruvchi jarayonda tog‘ jinslari faqat qayta kristallanadi, xolos. Masalan, ohaktosh marmarga, qumtoshlar kvarsitga, gilli yotqiziqlar gilli slanetslarga, toshqo‘mir antratsitga va grafitga aylanadi.

Regional («regionalis» – hudud, mintqa) metamorfizmda slyudalar, granat, disten, andaluzit kabi minerallar hosil bo‘ladi.

Dinamometamorfizm jarayoni yuqori bosim (10–60 km chuqurlikda), o‘rtacha harorat (200–300 °C) ostida kechadi. Bunda tog‘ jinslari qayta kristallanadi, eziladi, maydalaniladi. Bu jarayonda talk, xloritlar, shox aldamchisi, korund, grafit, pirolyuzit, gematit, magnetit hosil bo‘ladi.

## 12-§. Mineral hosil qiluvchi ekzogen jarayonlar

Ekzogen mineral hosil qiluvchi jarayonlar yer po‘stining yuqori va yuza qismida ro‘y beradi.

**Nurash jarayoni.** Yer po‘stining yuza qismida minerallar va tog‘ jinslarining harorat, suv, gazlar va organizmlar ta’sirida yemirilib kimyoviy parchalanishiga «nurash» deb ataladi.

Nurash jarayoni asosan ikki xil bo‘ladi: fizik nurash va kimyoviy nurash.

**Fizik (mexanik) nurash.** Bunday nurashda tog‘ jinslari quyosh harorati ta’sirida isib, kengayib va siqilib, natijada mexanik parchalanadi. Hosil bo‘lgan bo‘lakli maxsulotning bir qismi o‘z o‘rnida qoladi, bir qismi esa suv oqimi yordamida boshqa erga olib ketiladi. Mexanik parchalanish natijasida tog‘ jinsi bo‘laklarining to‘planishidan ko‘pgina og‘ir metallarning sochma konlari paydo bo‘ladi.

**Kimyoviy nurash** esa tog‘ jinslari va minerallarni kimyoviy yemiradi. Bu esa tashqi muhitga chidamli bo‘lgan yangi minerallarning hosil bo‘lishiga olib keladi. Oson eruvchan minerallar suvli eritma tarkibida suv havzalariga eltilib tashlanadi va u yerda elementlar o‘zaro birikib yangi cho‘kma konlar paydo qiladi.

Kimyoviy nurash jarayoni ketayotgan joyda (nurash po‘sti) aluminiy gidrooksidlari to‘planib, boksitlarni hosil qiladi.

Ma’danli minerallar, ayniqsa sulfidli minerallar kimyoviy nurash natijasida oson yemiriladi va oksidlangan ikkilamchi minerallarga aylanadi. Bularga sulfatlar, oksidlar, karbonatlarni misol qilib keltirish mumkin. Natijada nurash po‘stida oksidlanish zonasini paydo bo‘ladi. Bunday zonalar sulfidli foydali qazilma konlar ustki qismida joylashadi.

Cho‘kish jarayonida olib kelingan mahsulotlar tabiiy omillar ta’sirida saralanib yotqiziladi. Bo‘lakli jinslar shu yo‘l bilan hosil bo‘ladi.

Kimyoviy cho‘kmalar chin va kolloid eritmalardan cho‘kib hosil bo‘ladi. Ayniqsa tuzlar, ya’ni gips, galit, karnallit kabilarning to‘planishi shunday kechadi.

Biokimyoviy cho'kmalar asosan tirik organizmlar va bakteriyalarning hisobiga hosil bo'ladi. Ular fosforitlar, sof oltingugurt, temir va marganets ma'danlari hosil bo'lishida katta ahamiyatga ega. Bulardan tashqari organik ohaktoshlar, bo'r jinslari, ko'mir, torf va yonuvchi slanetslar ham biokimyoviy cho'kmalar hisoblanadi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Mineral hosil qiluvchi endogen jarayonlarni sanab bering.
2. Mineral hosil qiluvchi ekzogen jarayonlarni sanab bering.?
3. Pegmatit nima? Qanday minerallardan tashkil topgan?
4. Pegmatit jarayonida qanday foydali qazilmalar hosil bo'ladi?
5. Pnevmatolit jarayonnini qanday tushunasiz?
6. Gidrotermal eritma nima va bu jarayonda minerallar qanday hosil bo'ladi?
7. Gidrotermal jarayon harorati bo'yicha qanday turlanadi?
8. Gidrotermal jarayon bilan bog'liq foydali qazilmalarning nomini ayting.
9. Metasomatoz nima?
10. Skarn jarayonnini tushuntirib bering.
11. Skarn minerallarini sanab bering.
12. Nurash jarayonini ta'riflang.
13. Oksidlanish zonasi nima?
14. Cho'kindi hosil bo'lish jarayonini qanday tushunasiz?
15. Sochma konlar qanday hosil bo'ladi?
16. Bo'lakli cho'kindilar qanday hosil bo'ladi?
17. Kimyoviy cho'kindi minerallarini sanab bering.
18. Biogen va biokimyoviy cho'kindi jarayonlari maxsulotlarini sanab bering.
19. Metamorfizm nima va uning qanday turlari mavjud?
20. Metamorfizm minerallari qaysilar?

### **13-§. Minerallarning alohida xususiyatlari**

Minerallarning alohida xususiyatlariga izomorfizm, polimorfizm, tipomorf belgilari hamda generatsiyasi va paragenezisi kiradi.

IZOMORFIZM – («izo» – teng, bir xil, «morde» – shakl, qiyofa) bir modda atom (yoki ion)larining boshqa modda strukturasida atom (yoki ion)lari bilan o'rin almashish xossasidir. Izomorfizm hodisasi

minerallarda juda keng tarqalgan. Masalan, volframit mineralining kimyoviy tarkibi quyidagicha formula bilan ifodalanadi: (Fe, Mn [WO<sub>4</sub>]). Bu yerda marganets atomlari temir atomlari bilan va aksincha temir marganets atomlari bilan o‘rin almashishi mumkin. Olivin ham izomorf qorishma hisoblanadi, ya’ni (Mg, Fe [SiO<sub>4</sub>]). Bu yerda magnit atomlari temir atomlari bilan o‘rin almashishi mumkin. Izomorfik xususiyatga ega bo‘lgan minerallar formulasida qavs ichida o‘rin almasuvchi elementlar vergul bilan ajratilib yoziladi.

**POLIMORFIZM** – («poli» – ko‘p) grek tilidan «ko‘p shakllilik» degan ma’noni bildiradi. Izomorfizm har xil elementlarning bir hil shakl yoki struktura hosil qilishi bo‘lsa, polimorfizm uning teskarisidir; ya’ni bitta element har xil struktura yoki shakl hosil qiladi.

Polimorfizmga misol qilib uglerod elementining ham grafit, ham olmos minerallari hosil qila olishini ko‘rishimiz mumkin. Ularning xossalari boshqa-boshqa. Olmosning qattiqligi 10 va kub singoniyada kristallananadi. Grafitning qattiqligi 1 va geksagonal singoniyada kristallananadi. Bularning sababi uning strukturasida, ya’ni uglerod atomlarning joylashuvi tartibidagi farqdan kelib chiqadi.

**TIPOMORF BELGILAR.** Har bir mineral ma’lum bir sharoitda yoki jarayonda hosil bo‘ladi va o‘zida o‘sha sharoitni aks yettiruvchi belgilarga ega bo‘ladi. Demak, biz minerallarning qiyoysi, rangi yoki boshqa bir belgisi orqali u hosil bo‘lgan fizik-kimyoviy muhit to‘g‘risida xulosa qilishimiz mumkin.

Tipomorf belgilari – minerallarning hosil bo‘lish harorati, genezisi yoki tarkibini aniqlash mumkin bo‘lgan belgilaridir.

Tipomorf belgilarga ega bo‘lgan minerallar «tipomorf minerallar» deyiladi.

Minerallarning paydo bo‘lish sharoiti o‘zgarishi natijasida ularning tarkibi o‘zgaradi. Buning natijasida rangi o‘zgaradi. Buni sfalerit (rux aldamchisi) misolida ko‘rish mumkin. Yuqori haroratda hosil bo‘lgan sfalerit tarkibida temir elementi bo‘lgani sabab, uning rangi qora bo‘ladi. Oddiy sfalerit jigar rangda bo‘ladi. Rangsiz sfalerit past haroratda hosil bo‘lganidan darak beradi. Demak, sfaleritning rangiga qarab uning tarkibi va paydo bo‘lishi haroratini bilish mumkin.

**MINERALLAR GENERATSIYASI.** «Generatsiya» atamasi lotin tilidan («generacio») «paydo bo‘lish», «avlod» degan ma’noni anglatadi. «Mineralning generatsiyasi» deganda mineral hosil qiluvchi jaryonlarning turli bosqichlarida aynan bir mineralning bir necha marta

hosil bo‘lishi tushuniladi. Alovida olingan bir mineral o‘zining bir necha avlodini ketma-ket paydo qilishi mumkin. Masalan, avval yirik kristallardan iborat birlamchi, so‘ngra kristallchalardan iborat yosh avlodi, keyinroq darzliklarda, ancha keyin faqat mikroskopda ko‘rish mumkin bo‘lgan juda mayda birikmalar shaklida hosil bo‘ladi.

**PARAGENEZIS** («para» – yaqinida, «genezis» – hosil bo‘lish) bir xil genezisli minerallar yoki elementlarning birgalikda uchrashi.

Rus olimi V.I.Vernadskiy «paragenezis» termini o‘rniga «minerallar assotsiatsiyasi» deb atashni taklif etgan. «Assotsiatsiya» atamasi «guruh», «jamiyat» ma’nosini bildiradi. Minerallarning paragenetik assotsiatsiyasi – bir jarayonda hosil bo‘lgan minerallar guruhidir.

Minerallar paragenezisini bilish ayniqsa foydali qazilma konlarini izlash davrida katta ahamiyatga ega. Masalan, xrom ma’danlari faqat ultraasos jinslar tarqalgan hududlarda qidiriladi. Qalay va volfram ma’dani esa nordon jinslarda izlanadi. Kontaktda hosil bo‘ladigan skarn jinslarida sheelit minerali bor-yo‘qligiga e’tiborni qaratish zarur. Chunki sheelit skarn jarayonida hosil bo‘luvchi mineral hisoblanadi.

Amaliyotda minerallarning paragenetik assotsiatsiyasini ularning eng asosiy genetik turlari bo‘yicha guruhlash qabul qilingan. Shunga muvofiq magmatik assotsiatsiya, pegmatit assotsiatsiya, skarn, gidrotermal va hokazo assotsiatsiyalar ajratiladi. Masalan, past haroratli gidrotermal jarayon uchun kinovar, antimonit, borit, kaltsiy, flyuorit va xalsedon minerallarining assotsiatsiyasi xos. Qo‘rg‘oshin, rux, kumush va mis elementlarining polimetall assotsiatsiyasi mavjud.

Bulardan tashqari yana dengiz cho‘kindilari assotsiatsiyasi, nurasht, vulkan kabi paragenetik assotsiatsiyalar ajratiladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Izomorfizm nima? Izomorf qorishma hosil qiluvchi minerallardan misol keltiring.
2. Polimorfizm nima?
3. Uglerodning polimorfizmi haqida so‘zlab bering.
4. Minerallarning qaysi belgilari tipomorf hisoblanadi?
5. Tipomorf belgili minerallarga misol keltiring.
6. Minerallar generatsiyasi nima?
7. Paragenezisga ta’rif bering.
8. Minerallar paragenetik assotsiatsiyalariga misol keltiring.
9. Paragenetik assotsiatsiyaning amaliy ahamiyati nimada?

## 14-§. Minerallar tasnifi

Minerallar fizik – kimyoviy jarayonlar natijasida yer yuzi va ichki qismida vujudga keladi. Har bir mineral faqat o‘ziga xos kristallik tuzilishiga ega bo‘lgan aniq tabiiy birikmadan iborat va kimyoviy elementlardan tuzilgan.

Minerallar tasnifini tuzishda asosan kimyoviy ichki tuzilishi prinsipiqa amal qilinadi. Minerallar o‘zlarining kimyoviy birikmalari turiga qarab sinflarga va guruhlarga ajratiladi. Xullas, ma’lum bo‘lgan minerallarning hammasi kimyoviy tarkibi va kristall tuzilishiga qarab sinflarga bo‘linadi.

**1. Sof tug‘ma elementlar sinfi.** Bu elementlar soni 30 dan ortiq. Ko‘pchilik qismini metallar tashkil etadi. Sof elementlarning yer qobig‘idagi miqdori – 0,1 %.

Metall xillariga oltin, kumush, mis, platina va nometall turlariga oltingugurt, grafit, olmos kiradi.

**2. Sulfidlar va sulfotuzlar sinfi.** Bu guruhga kiruvchi 40 dan ortiq metallar oltingugurt, selen, tellur, margimush va surmalar bilan birikmalar hosil qilib, og‘irlilik miqdori Yer qobig‘ining 0,15 % ga teng. Bu guruhga oid minerallarning eng muhimlari: xalkozin – CuS<sub>2</sub>, argentit – Ag<sub>2</sub>S, galenit – PbS, sfalerit – ZnS, grinokit – CdS, kinovar – HgS, nikelin – NiS, pentlandit – (Fe, Ni)<sub>9</sub>S<sub>8</sub>, xalkopirit – CuFeS<sub>2</sub>, auripigment – As<sub>2</sub>S<sub>3</sub>, realgar – AsS, antimonit – Sb<sub>2</sub>S<sub>3</sub>, vismutin – Bi<sub>2</sub>S<sub>3</sub>, molibdenit – MoS<sub>2</sub>, pirit – FeS<sub>2</sub>, kobaltin – CoAsS, arsenopirit – FeAsS va boshqalar.

**3. Galoid birikmalar sinfiga** ftoridlar va xloridlar, bromidlar kiradi. Bularning ko‘pchiligi ion bog‘lanishli birikmalar hosil qilib, kimyoviy nuqtai nazardan qaraganda HF, HCl, HBr va HJ kislotalarining tuzlaridan iborat. Bu guruhga mansub minerallar: ftoridlar – flyuorit – CaF<sub>2</sub>, xloridlar – galit – NaCl, silvin – KCl, kerargirit – AgCl va karnallit – MgCl·KCl·6H<sub>2</sub>O

**4. Oksidlар sinfi.** Kislorod bilan 40 ga yaqin elementlar turli xil birikmalar hosil qiladi. Yer po‘stidagi oksidlarning umumiyligi og‘irligi 17 % ni tashkil etadi. Bundan 12,0 % kremnezym oksidi, 3,9 % temir oksidi va gidrooksidi va qolgan qismida aluminiy, marganets, titan va xrom oksidlari va gidrooksidlari tashkil qiladi. Bu guruhga kiradigan minerallar «sodda va murakkab oksidlар» va «gidrooksidлar» deyiladi. Tabiatda keng tarqalganlariga: kuprit – CuO, korund – Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>, gematit

–  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ , ilmenit –  $\text{FeTiO}_3$ , magnetit –  $\text{FeO} \square \text{Fe}_2\text{O}_3$ , shpinel –  $\text{MgAl}_2\text{O}_4$ , xrizoberill –  $\text{BeAl}_2\text{O}_4$ , rutil –  $\text{TiO}_2$ , cassiterit –  $\text{SnO}_2$ , pirolyuzit –  $\text{MnO}_2$ , uranit, kvarts –  $\text{SiO}_2$  va boshqalar kiradi.

**5. Karbonatlar sinfiga** kiruvchi minerallar tabiatda keng tarqalgan. Bularga kalsit –  $\text{CaCO}_3$ , magnezit –  $\text{MgCO}_3$ , siderit –  $\text{FeCO}_3$ , smitsonit –  $\text{ZnCO}_3$ , rodoxrozit –  $\text{MnCO}$ , serussit –  $\text{PbCO}_3$ , malaxit –  $\text{Cu}_2[\text{CO}_3](\text{OH})_2$ , azurit –  $\text{Cu}_3[\text{CO}_3]_2(\text{OH})_2$  suvli karbonatlarga soda –  $\text{NaCO}_3 \cdot 10 \text{H}_2\text{O}$  kiradi.

**6. Sulfatlar sinfiga** oid minerallar juda ko‘p va xilma xil birikmalar hosil qilsa-da, yer qobig‘ida keng tarqalgani kam. Sulfatlar: barit –  $\text{BaSO}_4$ , selestin –  $\text{SrSO}_4$ , anglezit –  $\text{PbSO}_4$ , angidrit –  $\text{CaSO}_4$ , gips –  $\text{CaSO}_4 \square 2\text{H}_2\text{O}$ , mirabilit –  $\text{Na SO}_4 \square 10 \text{H}_2\text{O}$  va boshqalar.

**7. Silikatlar sinfiga** juda ko‘p minerallar kiradi. Bizga ma’lum minerallarning 1/3 qismini tashkil etadi. Bu guruhga kiruvchi minerallar barcha tog‘ jinslarining asosiy qismini tashkil etadi va «jins hosil qiluvchi minerallar» deb ataladi. Shuning uchun ham ular sinchkovlik bilan bat afsil o‘rganilgan.

Rentgen yordami bilan o‘tkazilgan tekshirishlar (kristallokimyoviy kuzatishlar) tufayli silikatlarning ichki tuzilishi ularning kimyoviy tarkibi bilan uzviy bog‘liqligi aniqlangan. Shu bilan birga minerallarning muhim fizik xususiyatlarini, hatto ma’lum darajada genezisini (hosil bo‘lishini) aks ettira oladi.

Silikatlarning tuzilishini rentgenoskopik yo‘l bilan tekshirish natijasida ular quyidagi sinflarga: orolsimon, zanjirsimon, lentasimon, varaqsimon va karkassimon silikatlar sinflariga bo‘linadi.

## 15-§. Sof elementlar

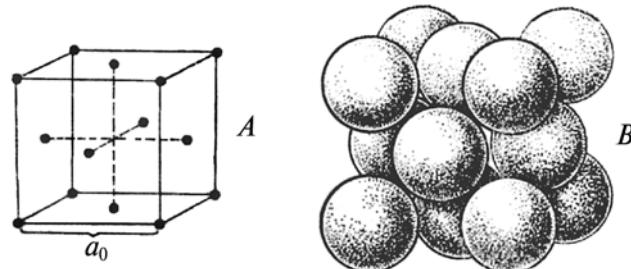
Bu guruh minerallarining soni 80 dan ortiq. Bulardan 30 tasi metallar va ular ba’zan «asl elementlar» ham deyiladi. Mendeleyev jadvalining oxirida joylashgan inert gazlari – He, Ne, Ar, Xe va Rn ham ushbu guruhga kiradi. Yer po‘stida sof tug‘ma elementlarning umumiyligi miqdori 0,1% ni tashkil etadi. Bu miqdorning 0,04 %ni azot va 0,01–0,02 %ni kislorod tashkil etadi. Sof tug‘ma elementlarga platinoid va temir guruhi minerallari ham kiradi. Mendeleyev jadvalining o‘ng qismida joylashgan margimush, surma va vismut minerallari boshqalariga nisbatan kengroq tarqalgan.

Sof tug‘ma elementlarning kristall strukturasi juda xilma-xil. Atomlari orasidagi bog‘lanish o‘ta kuchli.

Ushbu guruhga kiradigan metallar elektrni va issiqlikni yaxshi o‘tkazadi. Yana bir xususiyatlari ularni jilolaganda yuzasi kuchli yaltiraydi va yuqori darajada nur qaytarish xususiyatga ega bo‘ladi. Bu guruhga kirgan platinoidlar va oltinlarning solishtirma og‘irligi barcha ma’lum minerallar solishtirma og‘irligidan juda katta. Bu guruhga kiruvchi metallarning yana bir xususiyati – ularning pachaqlanuvchiligi va egiluvchanligidir.

### **Sof holda uchraydigan minerallar**

**Mis – Cu.** U kimyoviy jihatdan sof holda bo‘ladi, ba’zan tarkibida aralashma holda – Ag, Au va Fe uchraydi. Mis – tog‘ jinslarining darzlik va yoriqlarida ko‘pincha noto‘g‘ri shaklda dendritlar ba’zan plastinkachalar holida bo‘ladi. Ba’zi konlarda yirik, og‘irligi bir necha tonnaga teng bo‘lgan uyumlari (Amerikaning «Yuqori ko‘l» viloyatida) topilgan. Sof holdagi misning og‘irligi 1000 tonna atrofidagi bo‘lagi Rossiyaning Ekaterinburg viloyatidagi Gumejevskiy konida topilgan.



*23-rasm. Misning kristall strukturalari*

Misning rangi – qizil. Metall kabi yaltiroq, qattiqligi 2,5–3; yaxshi egiluvchanlik xususiyatiga ega. Sinishi ilgakli, ulanish tekisligi yo‘q. Solishtirma og‘irligi 8,5–8,9. U elektr tokini yaxshi o‘tkazadi. Ushbu xususiyatlari bilan boshqa minerallardan farqlanadi. Mis  $\text{HNO}_3$  kislotada oson eriydi,  $\text{HCl}$  da qiyinlik bilan erib, mis xlorni yuzaga keltiradi. Sof mis turli geologik jarayonlarda yuzaga keladi, ammo ko‘p miqdorda gidrotermal va ekzogen sharoitda paydo bo‘ladi.

**Oltin – Au.** Tabiatda oltin toza holda uchraydi – 98–99 %, ba’zan aralashmada 65–75 % atrofida. Oltin tarkibida kumush 30 %, mis esa 9,2 %; ba’zan 20 % bo‘lsa – «kuproaurit» deyiladi.

Oltinning kub singoniyadagi xili tabiatda kam tarqalgan. Ba'zan oktaedr, rombododekaedr qiyofasida uchraydi. Rangi – tilla sariq (kumushga boyi och sariq). Oltin odatda yaltiroq metall, qattiqligi 2,5–3. Oltin egiluvchan va cho'ziluvchan bo'ladi. U osonlik bilan pachoqlanib yupqa varaqchalarga aylanadi.

Tabiatda oltin mayda – dispers holda bo'ladi. Oltinning bir oz qismi sulfid minerallarida pirit, xalkopirit va arsenopiritlarda joylashadi. Oltinning yirik kristallari mavjud, ammo kam uchraydi. Chilida sochma cho'kindi jinslar oralarida 153 kg sof oltin topilgan. Avstraliyada (Uelsda) 93,5 kg, Rossiyaning Chelyabinsk viloyatida (Mias) 36,0 kg og'irlikdagi oltin topilgan. Oltin kislotalarda erimaydi (faqat KCN da eriydi).

O'ta asos magmatik tog' jinslarida oltinning miqdori boshqa magmatik jinslarga nisbatan 10 barobar ko'p ( $3 \cdot 10\text{--}6\%$ ) bo'ladi, ammo oltinning aksariyat konlari nordon magmaning gidrotermal mahsulidan paydo bo'ladi. Masalan, Zarmiton (Shimoliy Nurota) va Muruntov (Qizilqum) oltin konlari shu holda yuzaga kelgan. Oltin kvarts tomirlarida va ba'zan shtokverk shakllarida sulfid minerallari, telluridlar, sheelitlar bilan birga uchraydi (24-rasm).



24-rasm. Sof oltin

Oltin konlari oltin – sulfid minerallarida o'simta ravishda va kvarts tomirlarida yuzaga keladi.

Gidrotermal jarayonlarda yuzaga kelgan sulfid-oltinli konlarning oksidlanish zonasida limonit, azurit, qo'rg'oshin, vismut, surma oxralari bilan birga assotsiatsiyada qayta yuzaga kelgan mahsulot sifatida uchraydi. Oltin asosan pul va valyuta sifatida hamda bezak ishlarida,

zebi-ziynat buyumlarini tayyorlashda, meditsinada, fizik va kimyoviy asboblar tayyorlashda va boshqa ko‘plab maqsadlarda qo‘llaniladi.

**Platina – Pt** guruhi minerallari. Sof tug‘ma platina guruhiga man-sub minerallar xilma-xil bo‘lib, ular platina, iridiy, osmiy, palladiy, rodiy va boshqalardir. Platina guruhi minerallari orasida poliksen va palladiyli platinalar yer po‘stida keng tarqalgan.

**Poliksen (Pt, Fe).** Tarkibida platina 80–88 % va temir 9–11 %; u kub singoniyali. Tabiatda yaxlit kub shaklida kamroq uchraydi, asosan noto‘g‘ri donalar ko‘rinishida bo‘ladi. Poliksen rangi – kumushdek oq, ba’zan po‘latdek kul rang. Qattiqligi 4–4,5. U ham boshqa metallardek eziluvchanlik xususiyatiga ega, ulanish tekisligi yo‘q. Poliksen magnitga tortiladi va elektrni yaxshi o‘tkazadi, ammo kislotalarda eri-maydi. Platina guruhi minerallari genetik jihatdan o‘ta asos magmatik jinslar bilan uzviy bog‘liq bo‘lgan tipik magmatik konlar hosil qiladi.

### Uglerod guruhi minerallari

Bu guruhga olmos va grafit kiradi. Ular bir-birlaridan fizik xususiyatlari bilan keskin farq qiladi.

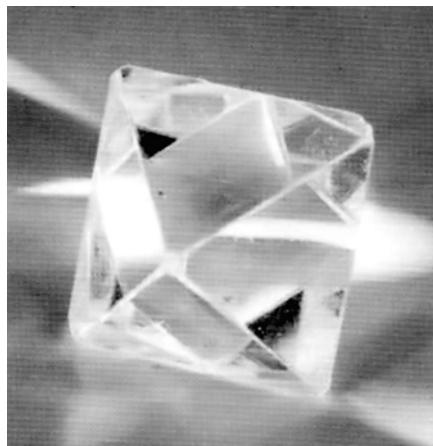
**Olmos – S.** Nomi grekcha *adamas* – «yengilmas» degan ma’noni anglatadi. U tabiatda o‘ta qattiqligi va turli shakli: oktaedr, rombo-dodekaedr va kub qiyofalarida mavjud (25-rasm). Olmosning oddiy ko‘z bilan payqamaydigan xillaridan tortib, to yuz va ming karatli (1 karat – 0,2 g) va undan ham yirik kristallari uchraydi. Dunyodagi eng yirik olmos kristali – 3106 karatli «kullinan», 1905-yilda Janubiy Afrikada topilgan (6-jadval).

*6-jadval*

### Dunyodagi yirik olmos kristallari haqida ma’lumotlar (V.A.Milashev bo‘yicha)

Yirik olmos nomi	Og‘irligi (karat hisobida)	Topilgan joyi va yili
Kullinan	3106	Janubiy Afrika, 1905
Eksselsior	971,5	Janubiy Afrika, 1983
Serra-Leone yulduzi	968,9	G‘arbiy Afrika, 1972
Buyuk Mogol	787	Hindiston, XVII asr
Prezident Vargas	726,6	Braziliya, 1938
Nizomiy	440	Hindiston, 1935
Viktoriya	428,5	Janubiy Afrika, 1880
Toj-Mahal	146	Hindiston, XVII asr
Shoh Akbar	119	Hindiston, 1918

Olmosning rangi, shaffofligi turlicha: rangsiz, shaffof, oq, havo rang, yashil, sarg‘ish, jigarrang, qizg‘ish, to‘q kul rang, ba’zan qora. Olmosning ichki tuzilishi uning hosil bo‘lish sharoiti haqida qo‘shimcha ma’lumot beradi. Masalan, yuqori haroratda yuzaga kelgan olmos – oktaedr qiyofasida, rangsiz bo‘ladi. Haroratning asta-sekin pasayishi natijasida uning shakli rombododekaedrdan kub shakliga qarab o‘zgaradi va rangi quyuqlashib qora bo‘ladi. Olmosning qattiqligi 10. Mutlaq qattiqligi kvars qattiqligidan ming marta, korund qattiqligidan 150 marta ortiq. Olmos mo‘rt bo‘lib, ulanish tekisligi (III) bo‘yicha o‘rtacha mukammal. Solishtirma og‘irligi – 3,4–3,5, kuchsiz elektr o‘tkazuvchan. Tabiatda olmosning o‘ta sifatli, chiroyli xillari bilan birga yomon xillari uchraydi: 1) bort shaklsiz, darzliklardan tashkil topgan, mayda qo‘shimtalarga boy; 2) ballas – shu’lasimon, sharsimon mayda zarrali turi; 3) karbonado – zich kristalli, qora rangli, ba’zan mayin, g‘ovak donali agregatlardan iborat.



*25-rasm. Olmos.*

1953-yili shved mutaxassislari birinchi marta sun’iy olmosni laboratoriyada  $3270\text{ }^{\circ}\text{C}$  li haroratda va 10 Pa bosimda olishga muvaffaq bo‘lishgan.

**Oltingugurt** – S. Ko‘pincha toza holda bo‘ladi, ammo ba’zan–gil yoki organik moddalar, neft tomchilari, gaz va boshqalar bilan mexanik aralashma holda bo‘ladi. Rombik singoniyali, ayrimda rombodi-piramidal shakllarda uchraydi. Oltingugurt yaxlit, tuproqsimon massalar holda topiladi. Buyraksimon, oqiq – tomma shakllarda bo‘ladi. Rangi – to‘q sariq, limon-sariq, asal-sariq, sariq, kul rang-sariq, qo‘ng‘ir va qora. Kristallari olmosdek, ba’zan yog‘langandek yalti-

raydi. Toza kristali nurni yaxshi o'tkazadi. Oltingugurning qattiqligi – 1–2; ancha mo'rt, ulanish tekisligi mukammal, solishtirma og'irligi 2,05–2,08. U elektr va issiqlikni yomon o'tkazadi (yaxshi izolyator). Oltingugurni boshqa o'ziga o'xshash minerallardan ajratish belgilari – rangi, kichik qattiqligi, mo'rtligi, yaltirashi va boshqalar.

Oltingugurt turli yo'llar bilan yuzaga keladi: 1) vulkan harakatida vulkan mo'rilar jins yoriqlarida yopishib qotadi. 2) sulfidlarning, ayniqsa, piritning parchalanishidan paydo bo'ladi; 3) cho'kindi gips qatlamlarining parchalanishidan ham hosil bo'ladi.

Oltingugurt sanoatning turli tarmoqlarida zarur element hisoblanadi. U turli kislotalar tayyorlashda, rezina, bo'yoq, gugurt, mushaklar va ayniqsa qishloq xo'jaligi zarar kunandalariga qarshi kurashda ishlatiladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Minerallarni qaysi belgilari bo'yicha tasniflash mumkin?
2. Eng keng tarqalgan tasnif qaysi va unga ta'rif bering?
3. Qaysi elementlar tabiatda mineral ko'rinishida sof holda uchraydi?
4. Oltinga ta'rif bering.
5. Platinaning asosiy xossalari ayting.
6. Oltingugurning ishlatilishi.
7. Olmosning paydo bo'lishi va xossalari.
8. Olmosning eng yirik konlari va uni ishlatilishi.
9. Grafitning fizik xossalari ayting.

### **16-§. Sulfidlar**

Sulfidlar yoki oltingugurtli birikmalar  $H_2S$  kislotaning tuzlari bo'lib, metallarning oltingugurt bilan hosil qilgan birikmasi hisoblanadi. Bunday birikmalar hosil qiladigan kimyoviy elementlar soni 40 ga yetadi. Eng muhimlari: vanadiy, molibden, nikel, kobalt, temir, mis, rux, qo'rg'oshin, margimush, surma, simob, vismut.

Bu sinfga taalluqli minerallar soni 300 dan ortiq. Asosiy qismi metallsimon yaltiroq, rangi o'ziga xos bo'lib, doimo bir xilda o'zgarmasdir.

Sulfidlar asosan gidrotermal, magmatik va kontakt-metasomatik

jarayonlarda hosil bo‘ladi. Ular metall elementlar ajratib olishda asosiy xomashyo hisoblanadi. Qo‘rg‘oshin, rux, kumush va mis ma’danlarining birgalikda uchragan turi «polimetall ma’dan» deb ataladi.

**Xalkozin** – Cu<sub>2</sub>S. Nomi yunoncha; «xalkos» «miss» so‘zini anglatadi. U ba’zan mis yaltirog‘i ham deyiladi.

Xalkozin tarkibida – Cu – 79,9 % va S – 20,1%, bundan tashqari Ag, As, Fe, Co, Ni aralashmalari bo‘ladi. Singoniyasi – rombik. Xalkozinning yaxshi kristallari kam uchraydi, ammo ko‘pincha qalin tabletkasimon, kalta ustunlar hosil qiladi. Tabiatda yaxlit, mayda donali bo‘lib, bornit, xalkopirit, ba’zan sfalerit, galenit, kovelinlarning o‘rniga pesvdomorfozalar shaklida xol-xol bo‘lib uchraydi. Xalkozinning rangi – qo‘rg‘oshindek kul rang, metall kabi yaltiraydi. Qattiqligi 2–3, solishtirma og‘irligi 5,5–5,8; elektr tokini yaxshi o‘tkazadi. Xalkozin HNO<sub>3</sub> da erib, oltingugurt ajraladi.

Xalkozin gidrotermal va ayniqlsa ekzogen jarayonda paydo bo‘ladi. Xalkozin nurash zonalarida bardosh bera olmaydi va parchalanib kuprit, malaxit va azurit kabi mis oksidlariga aylanadi. Xalkozin misga eng boy sulfid bo‘lib, mis qazib olishda katta ahamiyatga ega. Xalkozin ma’danining yaxlit massalari Shimoliy Uraldagi Turinsk konida uchraydi. Uncha boy bo‘lmagan xol-xol xalkozin ma’danlari Qo‘ng‘irot (Balxash ko‘li), Qozog‘iston va Olmaliq mis konlarida aniqlangan.

**Galenit** – PbS. Nomi yunoncha «Galena» – qo‘rg‘oshin ma’dani so‘zidan kelib chiqqan. Tarkibida Pb – 86,6 % va S – 5–13,4 %, aralashma tariqasida Cu, Zn, Bi, Fe, As, Sb uchraydi. U kubik singoniyada kristallanadi. Rangi qo‘rg‘oshindek kul rang, metall kabi yaltiraydi. Qattiqligi 2–3; u ancha mo‘rt mineral, ulanish tekisligi kub bo‘yicha mukammal. Solishtirma og‘irligi 7,4–7,6. U kuchsiz elektr o‘tkazadi.

Galenit asosan gidrotermal jarayonda vujudga keladi. Tashqi ko‘rinishi bilan galenit antimonit Sb<sub>2</sub>S<sub>3</sub>, bulanjerit Pb<sub>5</sub>[Sb<sub>2</sub>S<sub>4</sub>]<sub>2</sub>S<sub>3</sub> va burnonit – CuPb[SbS<sub>3</sub>] larga juda o‘xshash. Ularning farqi: antimonit cho‘zinchoq zirapchasimon kristall hosil qiladi. Bulanjerit esa, shu’lasimon, tolasimon ko‘rinishda. Burnonit – cho‘zinchoq ustunsimon shaklli. Nurash jarayonida oksidlanib, serussitga – (PbCO<sub>3</sub>) va anglezitga – (PbSO<sub>4</sub>) aylanadi. Galenit qo‘rg‘oshin olishda muhim asosiy manba hisoblanadi.

**Sfalerit** – ZnS. Nomi yunoncha «Sfaleros» – aldamchi degan ma’noni bildiradi. Tabiatda bir necha xillari mavjud. Kleyofan – oq rangli (deyarli aralashmalari yo‘q), marmatit – qora rangli (temirga

boy), poshibramit (kadmiyga boy). Ularning tarkibida Zn – 67,1 %, S – 32,9 %. Aralashma sifatida – Fe – 20 %, Mn – 8 %, Cd – 2,5–9,2 %, Cu – 2,5 %gacha. Sfalerit kubik singoniyada kristallanadi. Yaxshi shakllari kam uchraydi, ammo ba’zi bo’shliqlarda yuzaga kelib to‘g’ri tetraedr qiyofasida uchraydi. Yaxlit donali kristallaridan iborat ulanish tekisligi yaxlit ko‘rinib turadi. Ba’zan kristallarning yiriklari ham uchraydi. Rangi qora yoki jigarrang olmos kabi yaltiraydi. Qattiqligi 3–4; ancha mo‘rt, u elektr o’tkazmaydi. Suyultirilgan  $\text{HNO}_3$  da eriydi va oltingugurt ajralib chiqadi. Sfalerit ko‘pincha galenit va mis sulfidlari bilan birga uchraydi.

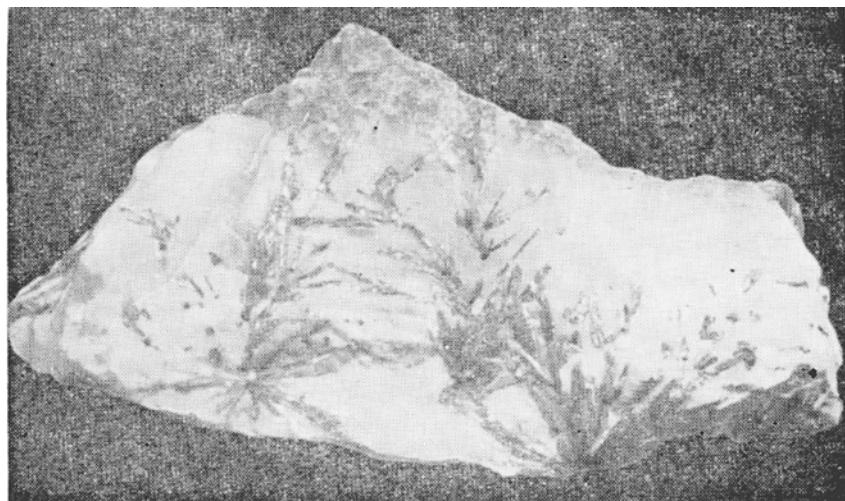
Olinadigan ruxning qariyb yarmi polimetall konlardan olinib, ushbu konlarda sfaleritning miqdori galenitnikidan yuqori bo‘ladi. Sfalerit rux olish uchun asosiy manba; ammo qo‘sishmcha ravishda kadmiy va galliy elementlari ajratib olinadi.

**Kinovar – HgS** (nomi Hindistondan kelib chiqqan deb taxmin qilinadi, ularda qizil smola, kinovar «ajdarho qoni» deyiladi). Tarkibida Hg – 86,2 %, S – 13,8 %. Singoniyasi – trigonal, uning qalin tabletkasimon va romboedr kristallari uchraydi. Rangi qizil, ba’zan qo‘rg‘oshindek kul rang bo‘lib tovlanadi. U kuchli yarim metall kabi yaltiraydi. Uning qattiqligi – 2–2,5; mo‘rt mineral. Ulanish tekisligi ba’zi yo‘nalishi bo‘yicha mukammal, solishtirma og‘irligi 8, u elektrni yomon o’tkazadi. Kinovar past haroratlari hidrotermal (teletermal) jara-yonda yuzaga keladi. Ba’zan vulkan jinslari natijasida ham ro‘yobga keladi. Kinovar simob olinadigan birdan bir manba hisoblanadi. Simob oltinni amalgamalashda, kimyoviy tayyorlashda, fizik asboblarda va portlovchi simob Hg(CNO) detonatorlar uchun portlovchi modda tayyorlashda ishlataladi.

**Realgar – AsS.** Tarkibida As – 70 % va S – 29,2 % bo‘ladi. Nomi arab so‘zidan olingan. Realgar – «shaxta changi» ma’nosini anglatadi. U monoklin singoniyali. Kristall tuzilishi prizmatik holda uchraydi. Odadta prizmaning cho‘zinchoq o‘qi bo‘yicha chiziqchalar bilan qoplanadi, ba’zan donador agregatlar, ba’zan gard, po‘st va tuproqsimon massalar hosil qiladi. Realgarning rangi sarg‘ish-qizil, ba’zan to‘q qizil. U yarim shaffof, olmosdek yaltiraydi. Realgarning qattiqligi 1,5–2; ulanish tekisligi mukammal, solishtirma og‘irligi 3,4–3,6. Realgar vaqt o‘tishi bilan sarg‘ish-qizil kukunga aylanadi. Elektr toki o’tkazmaydi. Tabiatda realgar har doim auripigment bilan birga uchraydi.

**Antimonit –  $Sb_2S_3$ .** Mineral nomi yunoncha «antimonium» – surma so‘zini anglatadi. Tarkibi Sb – 71,4 %, S – 28,6 %, aralashma sifatida As, Ag, Au uchraydi. Rombik singoniyali, ko‘proq prizma shaklida, ustunchaga, ignaga o‘xhash, yonlari tik chiziqlar bilan qoplangan bo‘ladi (26-rasm). Antimonitning rangi qo‘rg‘oshindek kul rang, ayrim kristallari ko‘kimir qora bo‘lib tovlanadi. U shaffof emas, metall kabi yaltiraydi, uning qattiqligi 2–2,5; ancha mo‘rt mineral. Ulanish tekisligi prizma bo‘yicha mukammal, solishtirma og‘irligi 4,6; elektr tokini o‘tkazmaydi.

Uning yirik uyumlari gidrotermal jarayonda yuzaga keladi. Ba’zan vulkan mo‘rilarida va atrofida vulkan mahsulotlari orasida uchraydi. Oksidlanish zonalarida ancha osonlik bilan parchalanib, turli oksidlarga – valentenit, servantitlarga aylanadi.



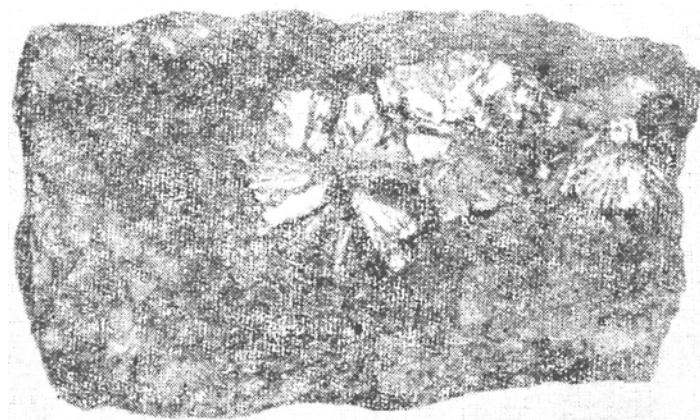
26-rasm. Kvars tomiridagi antimonit kristallari.

**Xalkopirit –  $CuFeS_2$ .** Nomi yunoncha «xalkos» – mis, «piros» – olov ma’nosini bildiradi. (Mis kolchedani) tarkibida – Cu – 34 %, Fe – 30,54 %, S – 34,9 %. U tetragonal singoniyali. Yaxshi kristallari bo‘shliqlarda paydo bo‘ladi. Rangi jez-sariq, to‘q-sariq, ola-bula bo‘lib tovlanadi. U shaffof emas; metall kabi kuchli yaltiraydi; mo‘rt mineral. Xalkopiritga pirit o‘xhash; farqi, rangi va qattiqligi bilan farqlanadi. Xalkopirit  $HNO_3$  kislotada parchalanadi va oltingugurt ajraladi. Xalkopirit, pirrotin, petlandit va boshqalar birga intruziv jinslar oralarida magmatogen konlar hosil qiladi. Uni ba’zan gidrotermal konlarda uchratish mumkin. Xalkopirit nurash jarayonlarida parchalanib mis va temir sulfatlarini hosil qiladi.

Xalkopiritning yirik uyumlari skarnlarda hosil bo‘ladi [Turinsk (Rossiya), Olmaliq (O‘zbekiston)] va mis olishdagi asosiy manbalar dan hisoblanadi. Sanoatbop ma’danlarda misning miqdori 2–2,5 % bo‘lishi lozim, shundagina qazib olishning imkoniyati tug‘iladi.

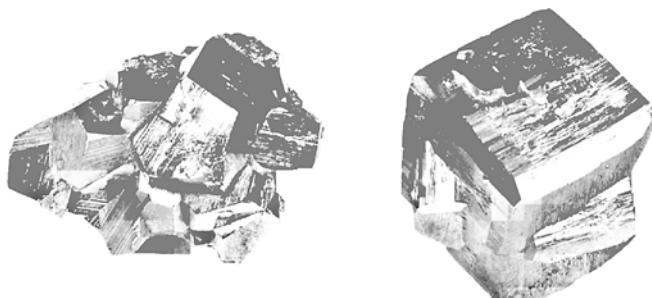
**Molibdenit – MoS<sub>2</sub>.** Grekcha «molibdos» «qo‘rg‘oshin» degan so‘zni anglatadi. Tarkibida Mo – 60%, S – 40 %. Molibden geksagonal singoniyada kristallanadi, u odatda qavat-qavat bo‘lib uchraydi. Kristallari geksagonal taxtachalar qiyofasida uchraydi (27-rasm). Molibdenit rangi qo‘rg‘oshindek kul rang, havo rang bo‘lib tovlanadi. U metalldek yaltiraydi, yupqa varaqchalari egilgan va bukilgan; qattiqligi – 1, solishtirma og‘irligi – 4,7–5,0. Molibdenitning asosiy belgilari dan – qo‘lga yog‘langandek tuyulishi va qog‘ozda iz qoldirishidir.

Tabiatda uchraydigan aksariyat molibdenit konlari nordon intruziv jinslar bilan genetik bog‘liq. Molibdenit gidrotermal jarayonda kvars tomirlarida cassiterit – volframit, ba’zan muskovit, topaz va vismutinlar bilan bir formatsiya hosil qiladi.



27-rasm. Molibdenitning yulduzsimon agregati.

**Pirit – FeS<sub>2</sub>.** Yunoncha «piros» olov demakdir (urganda uchqun chiqadi). Tarkibida Fe – 46,6%, S – 53,4% ni tashkil etadi.



28-rasm. Pirit.

Pirit – kub singoniyali. Odatda to‘g‘ri tuzilgan kristallari uchraydi (28-rasm). Ma’danlarda uchraydigan pirit kubik, pentagondodekaedr, ba’zan oktaedr ko‘rinishda yuzaga keladi. Bulardan tashqari tog‘ jinslarida xol-xol holda uchratish mumkin. Piritning rangi och mis-sariq, sarg‘ish-qo‘ng‘ir ola-bula bo‘lib tovlanadi. U metall kabi yaltiroq, qattiqligi 6–6,5; elektr tokini yaxshi o‘tkazmaydi.

**Bulanjerit** –  $\text{Pb}_5\text{Sb}_4\text{S}_{11}$  yoki  $5\text{PbS} \cdot 2\text{Sb}_2\text{S}_3$ . Tarkibida Pb – 55 %, Sb – 25,7 % va S – 18,9 % uchraydi. Ba’zan 1 % Cu uchraydi. Monoklin singoniyali, rangi qo‘rg‘oshindek kul rang va temirdek qora. U shaffof emas, metall kabi yaltiraydi. Qattiqligi 2,5–3; ancha mo‘rt, solishtirma og‘irligi 6,2; ulanish tekisligi ayrim tomonlar bo‘yicha mukammal. Bulanjerit gidrotermal sharoitda yuzaga keladigan qurg‘oshin-rux ma’danlarida galenit, sfalerit, pirit, arsenopiritlar bilan birga uchraydi. Oksidlanish zonalarida bulanjerit parchalanib, serussit  $\text{PbCO}_3$  bilan surmaning gidrooksidlarini hosil qiladi (Zabaykale, Rossiya). Bulanjeritning katta uyumlari qo‘rg‘oshinning ma’dani sifatida ahamiyatga ega.

### Takrorlash uchun savol va topshiriqlar

1. Sulfidlarga qaysi minerallar kiradi?
2. Piritga ta’rif bering. Unga qanday kristall shakli xos?
3. Pirit, arsenopirit, xalkopirit, sfalerit, galenit, molibdenit, vismutin, antimonitlarning sinonim nomlarini aytинг.
4. Pirit, molibdenit va vismutining formulasini yozing.
5. Molibdenit qanday belgilari bilan aniqlanadi?
6. Piritning xalkopiritdan farqi.
7. Qo‘rg‘oshin va rux sulfidlarini ta’riflang.
8. Xalkopirit, galenit, sfalerit, molibdenit va kinovar qanday yaltiroqlikga ega?
9. Galenit qaysi sulfidlar bilan birga uchraydi?
10. Qanday ma’danlar «polimetall» deb ataladi?
11. Qaysi mineral tarkibida vismut uchraydi?
12. Surma qaysi mineraldan olinadi?
13. Kinovar uchun xos bo‘lgan belgilari qaysilar? Uning ishlatalishi.

## 17-§. Oksidlar

Bu guruh minerallari metall va metalloidlarning kislorod va gidrooksidlar bilan qo'shilib hosil qiladigan eng oddiy birikmalarini o'z ichiga oladi. Keyingi ma'lumotlarga binoan kislorod bilan 40 dan ortiq kimyoviy element turli xil birikmalar hosil qiladi.

Oksidlar va gidrooksidlar yer po'stining 17 %ni tashkil etadi. Shundan 12,5 %  $\text{SiO}_2$  hisobiga to'g'ri keladi.

Bu sinfning eng keng tarqalgan minerallari bo'lib kremniy, aluminiy, temir, marganets va titan oksidlari hisoblanadi.

Oksidlar magmatik, pegmatit, hidrotermal va ko'proq ekzogen jarayonlarda hosil bo'ladi.

**Kuprit –  $\text{Cu}_2\text{O}$ .** Mineral nomi yunoncha «kuprum» – mis so'zidan kelib chiqqan. Tarkibida mis miqdori 88,8 %ni tashkil etadi. Kubik singoniyali. Odatda donador, ba'zan xolsimon xillarda uchraydi. Rangi qizil, metall kabi yaltiraydi. Kupritning qattiqligi 3,5–4, solish-tirma og'irligi 5,8–6,2. Ulanish tekisligi kub bo'yicha mukammal. Kupritning o'ziga xos xususiyatlari; olmosdek yaltiriysi; rangi qizil. U misning gipergen zonalarida keng tarqalgan bo'lib, bornit, xalkozin, kovellin, xira ma'dan (bleklaya ruda)lar bilan birga uchraydi.

**Korund –  $\text{Al}_2\text{O}_3$ .** Tarkibida Al – 52,91 % va O – 47,09 %. Korund trigonal singoniyali bo'lib, odatda kristallari to'g'ri tuzilgan; ustunsimon, bochkasimon, piramidal ko'rinishlarda uchraydi. Uning rangi ko'kish, sarg'ish-kul rang, ba'zan shaffof bo'ladi. Korundning turli rangli qimmataho xillari ham uchraydi (ko'k sapfir va qizil rubin). U shisha kabi yaltiraydi. Qattiqligi – 9, solishtirma og'irligi – 3,95–4,0, ulanish tekisligi yo'q. Korund odatda glinozyomga boy, kremnezomi kam. Intruziv jinslarda sienit, anortozitlarda uchraydi hamda kontakt metasomatik jarayonlarda ham yuzaga keladi. Ko'proq miqdorda regional metamorfizm natijasida yuzaga kelgan jinslarda hosil bo'ladi.

**Gematit –  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ .** Nomi – «gematikos», rangi qonga o'xshash. Tarkibida Fe – 70 %, O – 30 %, kam miqdorda Ti bilan Mg ishtirot etadi. U trigonal singoniyali bo'lib, plastinkasimon, romboedrik, ba'zan kichik taxtachasimon kristallar holida uchraydi. Bulardan tashqari zich yaxlit massalar holida, varaq-varaq agregatlarga o'xshash ko'rinishlarda bo'ladi. Gematitning rangi – kul rang, qora. Uning chizig'i olchadek qizil, shaffof, ba'zan yarim metall kabi yaltiraydi. Gematit-

ning qattiqligi – 5,5–6,0, solishtirma og‘irligi – 5,2, ancha mo‘rt bo‘ladi. U HCl da sekin eriydi.

Gematit asos, o‘rta va nordon intruziv jinslarda paydo bo‘ladi, ba’zan gidrotermal jarayonlarda yuzaga keladi. Regional metamorfizm hosilasi kristallik slanetslarda va kontaktli metamorfik jinslarda ko‘p uchraydi.

Gematit temir olishda asosiy sanoatbop xomashyo hisoblanadi.

**Rutil – TiO<sub>2</sub>.** Nomi yunoncha; «rutilus» – qizil degani. Bunda Ti – 60 %, O – 40 % bo‘ladi. Rutilning temirga boy xilini nigirin, niobiy va tantalli turi – stryuverit deb yuritiladi. Rutilning tolasimon, qilsimon ko‘rinishidagisi «sagenit» deyiladi. U tetragonal singoniyada kristallanadi; odatda prizmasimon, ninasimon, ustunsimon shakllarda bo‘ladi. Rutil qo‘ng‘ir, to‘q sariq, qizil va qora ranglarda uchraydi. U olmos kabi yaltiraydi, qattiqligi – 6, solishtirma og‘irligi – 4,2; ancha mo‘rt mineral.

Rutil xilma-xil sharoitlarda hosil bo‘ladi. Kamdan kam holda o‘rta va nordon intruziv jinslarda va ular pegmatitlar hamda metamorfik jinslarda paydo bo‘ladi.

**Kassiterit – SnO<sub>2</sub>.** Yunoncha «kassiteris» – qalayi degani. Tarkibida – Sn – 78,8 %, aralashma holda Nb, Ta, Ti uchraydi. U tetragonal singoniyali. Kassiterit kristallari keng tarqalgan. Ular mayda; ba’zan 10 sm gacha yiriklarini uchratish mumkin. Uning rangi – to‘q-qo‘ng‘ir, ba’zan qora smolaga o‘xshash. U olmos kabi yaltiraydi. Qattiqligi – 6–7, solishtirma og‘irligi – 6,8–7,0, mo‘rt mineral. Kassiterit genetik jihatdan nordon intruziv jinslar bilan uzviy bog‘liq. Kassiterit kontakt-metasomatik sulfid konlarida paydo bo‘ladi. Bundan tashqari gidrotermal sharoitda kvars-kassiterit va sulfid-kassiterit formatsiyali yirik konlarini hosil qiladi. Kassiterit ma’danlari qalayi olinadigan birdan-bir xomashyo hisoblanadi.

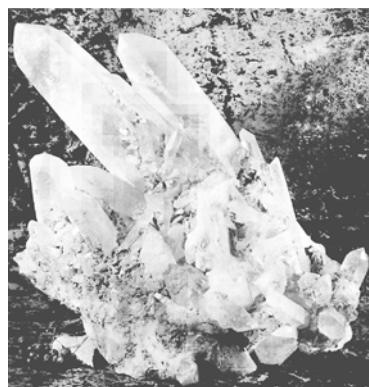
**Pirolyuzit – MnO<sub>2</sub>.** Tarkibida – Mn – 63,2 % bo‘ladi. Tetragonal singoniyali, yashirin kristallangan, kukunsimon, qurumsimon, buyraksimon agregatlar ko‘rinishida uchraydi. Rangi qora, u metallarga xos ko‘kintir tusda tovlanadi. Pirolyuzitning qattiqligi – 5–6, solishtirma og‘irligi – 4,7–5,0. U HCl da eriydi va xlor ajralib chiqadi. Pirolyuzit nurash jarayonidan hosil bo‘ladi.

**Uraninit – UO<sub>2</sub>.** Mineral nomi tarkibiga qarab berilgan. Uraninit kubik singoniyali oktaedr va rombik dodekaedr qiyofalarda bo‘ladi hamda buyraksimon, oqiq shakllarda uchratish mumkin. Uning rangi

qora, ba'zan rangsiz binafsha holda tovlanadi va yarim metall kabi yaltiraydi, odatda smolaga o'xshash qora. Qattiqligi – 5–6, solishtirma og'irligi – 10–10,6. U kuchli radioaktiv metall. Uraninitning yirik uyumlari ishqorli va nordon jinslarning pegmatitlarida aniqlangan.

Uraninitning konlari gidrotermal jarayonlarda paydo bo'ladi. Bulardan tashqari ekzogen sharoitlarda hosil bo'lgan yirik konlarini uchratish mumkin.

**Kvars –  $\text{SiO}_2$ .** Kremniy oksidi minerallari yer po'stida keng tarqalgan (barcha minerallarning 12 %dan ortig'rog'ini tashkil etadi) va puxta o'rganilgan (29-rasm). Kremniy oksidi polimorf turlarining bu guruhg'a oid uch xili – kvars, kamroq ahamiyatli tridimit va kristobalit bo'lib, ular o'z navbatida ikkita – yuqori va past haroratli xillarga bo'linadi. Past haroratda hosil bo'lgan  $\alpha$  – kvarsning kristallik tuzilishi yuqori haroratda kristallanadigan  $\beta$  – kvars tuzilishidan ancha farq qiladi.



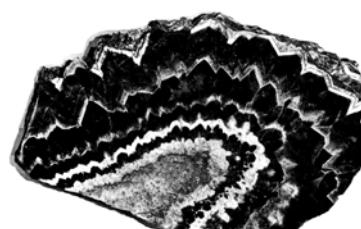
29-rasm. Kvars druzalari.

Kremniy oksidining turli xil singoniyalı turlari (modifikatsiyalari) bir-biridan fizik xossalari va optik xususiyatlari bilan farq qiladi.

U rangsiz, shaffof, sutdek oq (6-rasm). Kvarsning turli ranglarga bo'yagan xillarining alohida nomlari bo'ladi: 1) **tog' billuri** – rangsiz, shaffof (30-rasm); 2) **ametist** – binafsha (31-rasm):



30-rasm. Tog' billuri.



31-rasm. Ametist.

3) **rauxtopaz** – kul rang qo‘ng‘ir tusli; 4) **marion** – qora rangli; 5) **sitrin** – tilla sariq, limon sariq rangli. Kvarsning qattiqligi – 7, ulanish tekisligi yo‘q, solishtirma og‘irligi – 2,5–2,8. U nordon va o‘rta nordon intruziv jinslar uchun mansub mineral.

**Xalsedon** –  $\text{SiO}_2$  – tolasimon tuzilishga ega. Odatda rangsiz, oq, kul rang va boshqa ranglarda uchratish mumkin. Rangining o‘zgarishiga sabab tarkibida xromofor – rang beruvchi temir, xrom, nikel-larning mavjudligidir.

**Koesit** –  $\text{SiO}_2$  kremniy oksidining zinch turlaridan bo‘lib, birinchi marta sun’iy ravishda yuqori bosim (35000 atm.) va kuchli haroratda (500–800°), yapon olimi Koes (1953) tomonidan  $\text{Na}_2\text{SiO}_3$  va  $(\text{NH}_4)\text{HPO}_4$  birikmalaridan olindi.

**Stishovit** –  $\text{SiO}_2$ . Tetragonal singoniyali kremniy oksidining eng zinch turi (4,3 g/sm<sup>3</sup>). U yuqori bosim (160000 atm.) va kuchli haroratda (1200–1400 °C) Rossiya olimlari Stishov va Popovlar (1961) tomonidan sun’iy ravishda olingan.

**Ilmenit** –  $\text{FeTiO}_3$ . Tarkibida Fe – 36,8 %, Ti – 31,6 %, O – 31,6 foiz. Nomi Uraldagi Ilmen tog‘i nomlaridan olingan. U trigonal singoniyali bo‘lib, tabiatda yo‘g‘on ustunsimon, plastinkasimon ko‘rinishda paydo bo‘ladi. Ilmenit – temir kabi qora, ba’zan po‘latga o‘xshash kul rang, yarim metall kabi yaltiraydi, qattiqligi – 5–6, solishtirma og‘irligi – 4,7, kuchsiz magnitlilik xususiyatga ega. Ilmenit titan olishda assosiy mineral hisoblanadi. Ilmenitlar asos intruziv jins – gabbroidlar bilan uзвиy genetik bog‘liq. Bunda ilmenit, magnetit, apatitlar bilan birga uchraydi.

**Magnetit** –  $\text{FeO}\cdot\text{Fe}_2\text{O}_3$ . Magnetit tarkibida 72,4 % temir bo‘ladi. Magnetit tarkibida  $\text{TiO}_2$  bir necha foiz bo‘lsa, «titanomagnetit» deyi- ladi; agar bir necha foiz xrom bo‘lsa, unda «xrommagnetit» deb atala- di. U kub singoniyali bo‘lib, tabiatda oktaedrik, rombododekaedrik qiyofalarda bo‘ladi. Magnetitning rangi qora, yarim metall kabi yaltiraydi. Qattiqligi 5,5–6, solishtirma og‘irligi – 4,9–5,2. Kub bo‘yicha ulanish tekisligi mukammal. Kuchli ravishda magnit tortish xususiyatlariga ega. Ammo uni 580 °C ga yaqin haroratda qizdirganda magnit tortish xususiyati to‘satdan yo‘qoladi, sovuganda yana magnit tortadigan bo‘lib qoladi. Magnetit turli jinslarda uchraydi va magmatik jinslarda xol-xol donador shakllarda bo‘ladi.

**Xromshpinelidlar** –  $(\text{Mg},\text{Fe})$ ,  $(\text{Cr},\text{Al},\text{Fe})_2\text{O}_4$ . Kimyoviy tarkibi- ga binoan xromshpinelidlar quyidagi turlarga bo‘linadi: xromit –

$\text{FeCr}_2\text{O}_4$ , magnoxromit  $(\text{Mg}, \text{Fe})\text{Cr}_2\text{O}_4$ , alyumoxromit –  $\text{Fe}(\text{Cr}_2\text{Al})_2\text{O}_4$  va xrompikotit  $(\text{Mg}, \text{Fe})(\text{Cr}, \text{Al})_2\text{O}_4$ . Ushbu turlarda  $\text{Cr}_2\text{O}_3$  miqdori 18–62 %gacha o‘zgaradi,  $\text{FeO}$  – 0–18 %,  $\text{MgO}$  – 6–16 %,  $\text{Al}_2\text{O}_5$  – 33 %,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 2–30 %. Bulardan tashqari tarkibida  $\text{TiO}_2$  – 2 %gacha, 1,0 % chamsasi  $\text{MnO}$  va biroz vanadiy oksidi bo‘ladi. Ular kub singoniyali. O‘ta asosli jinslarda xromit oktaedrik shakllarda mavjud.

Donador, yirik kristalli yaxlit agregatlar tarzida uchraydi. Rangi qora, yarim shaffof, ba’zan to‘q qizil, jigar rangli. Xromshpinelid-larning yaltirog‘ligi metalldek, qattiqligi – 5,5–7,5; ulanish tekisligi yo‘q, solishtirma og‘irligi – 4,8; tarkibida temir bo‘lgan xromshpine-lidlar kuchsiz magnit tortish xususiyatiga ega. Xromshpinelidlar doimo o‘ta-asosli magmatik jinslarning oralarida shtok, uyasimon, ustunsimon shaklli yirik konlar hosil qiladi. Ayrim o‘ta-asosli intruziv jinslarda xromshpinelidlar platinoid guruhi minerallari bilan birga paragenetik bog‘liqligi aniqlangan. Nurash zonalarida xromshpinelidlar kimyoviy barqaror; ammo issiq iqlimli sharoitda ular ham oksidlanadi va parchalanadi.

**Shpinel –  $\text{MgAl}_2\text{O}_4$ .** Tarkibida  $\text{MgO}$  – 28,2,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 71,8 %ni tashkil etadi. Shpinel – kub singoniyali. Odatda jinslar oralarida oktaedrik shakllarda uchratish mumkin. Uning kristallari uncha katta bo‘lmaydi; ba’zan yirik 25 sm.lik donalari uchraydi. Shpinel rangsiz, shaffof; har xil rangli – qizil, pushti, yashil, ko‘k ranglilari mavjud. U shisha kabi yaltiraydi, qattiqligi – 8, solishtirma og‘irligi – 3,8. Kislotalar ta’sir etmaydi.

Shpinellar kontakt-metasomatik jarayonlar mahsuli bo‘lib, granatlar, piroksenlar bilan birga paragenetik uyushmalarda uchraydi. U ba’zan pegmatitlarda yuzaga keladi. Shpinelning mutlaqo shaffof va darzi yo‘q yirik kristallari qimmatbaho bezak toshlar sifatida ishlatib kelinmoqda.

**Xrizoberill –  $\text{BeAl}_{12}\text{O}_4$ .** Uning zumrad kabi yashil turi «aleksandrit» deyiladi. Xrizoberill tarkibi quyidagicha:  $\text{BeO}$  – 19,8 %,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 80,2 %, aralashma sifatida  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 3,5–6 %, ba’zan  $\text{TiO}_2$  – 3 %gacha va  $\text{Cr}_2\text{O}_3$  – 0,4 % ishtirok etadi.

Aleksandritning zumrad kabi yashil rangi xrom aralashmasiga bog‘liq. Xrizoberill rombik singoniyali bo‘lib, kristallari qalin taxtasingon, ba’zan qisqa va uzun ustunsimon prizmatik bo‘ladi. Xrizoberill odatda sariq rangli, yashilroq, goho rangsiz bo‘ladi. Uning qattiqligi – 8,5; solishtirma og‘irligi 3,8; ulanish tekisligi ba’zi tomonlari bo‘yicha mukammal. U kislotalarda erimaydi, ancha barqaror mineral.

Xrizoberillning mineral uyumlari pegmatitlarda, kontakt-metasomatik jarayonlarda yuzaga keladi. U slanetslar oralarida ham paydo bo‘ladi va zumrad, dala shpatlari bilan birga uchraydi. Xrizoberillning shaffof, go‘zal rangli xillari qimmatbaho bezak tosh sifatida ishlatilmoqda.

**Kolumbit-tantalit –  $(\text{Fe}, \text{Mn})\text{Nb}_2\text{O}_6 - (\text{Fe}, \text{Mn})\text{Ta}_2\text{O}_6$**  – uzluksiz izomorf aralashmalar qatorini hosil qiladi. Tabiatda kolumbit va tantalit alohida mineral holda uchraydi. Kolumbitda 10–12 %  $\text{Ta}_2\text{O}_5$ , tantalitda esa – 46–62 %  $\text{Ta}_2\text{O}_5$  bo‘ladi. Ba’zan tarkibida skandiy va lantanoidlar – 2 %, titan – 4,6 %, qalayi, volframarning miqdori – 1 foiz atrofida aniqlangan. Ular rombik singoniyali bo‘lib, taxtasimon, ayrimda kalta ustunsimon kristallari aniqlangan. Ularning rangi qora, qo‘ng‘ir-qora, yarim metall kabi yaltiraydi, qattiqligi – 6, solishtirma og‘irligi – 5,2–8,2 gacha. Kolumbit o‘zidan elektr toki o‘tkazadi hamda kislotalarda erimaydi. Kolumbit va tantalitni tashqi belgilariga qarab ajratish qiyin.

Bularning yirik uyumlari nordon va ishqorli jinslarning pegmatitlarida yuzaga keladi va kvarts, muskovit, turmalin, volframit, kassiterit, samarskit va monatsitlar bilan bir assotsiatsiyada uchraydi. U oksidlanish zonalarida barqaror, ularning sochma konlari ham uchrab turadi. Bu minerallarning konlari Norvegiya, Fransiya, Rossiya (Kola yarim oroli), O‘zbekistonda Nurota tog‘larida Oqtog‘ va Oqchop granitlarining pegmatitlarida topilgan. Ushbu minerallar niobiy va tantal metallarini qazib olishda asosiy manba bo‘lib xizmat qiladi.

## 18-§. Gidrooksidlar

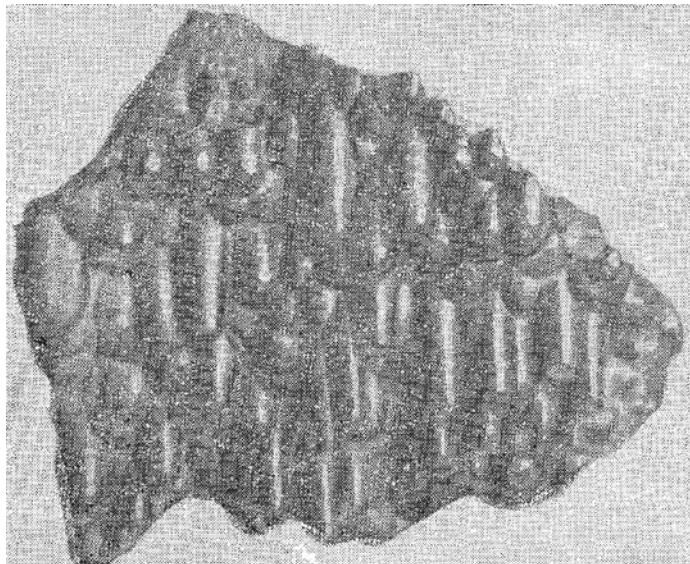
Bu guruhg‘a kiradigan minerallar orasida eng muhim ahamiyatga ega bo‘lgan gidratlar yoki gidrooksidlar deb yuritiladigan minerallar, yana metallarning oksidlar tarkibidagi kislород va OH gidrooksil guruhi bilan hosil qilgan birikmali kiradi. Masalan, magniy oksidi –  $\text{MgO}$  o‘rnida  $\text{Mg}(\text{OH})_2$ , aluminiy oksidi  $\text{Al}_2\text{O}_3$  o‘rnida  $2\text{AlO}(\text{OH})$  yoki  $2\text{Al}(\text{OH})_3$ .

Gidrooksidlarning aksariyati past haroratda hosil bo‘ladi. Juda issiq iqlimli maydonlarda tarkibidagi suvni yo‘qotib yana oksidlarga aylanadi.

**Brusit –  $\text{Mg}(\text{OH})_2$ .** Tarkibida 69 %  $\text{MgO}$  va 31 %  $\text{H}_2\text{O}$  mavjud. Mineral trigonal singoniyali bo‘lib, qatlam-qatlam holda tuzilgan.

Brusit mineralining uchraydigan kristallari qalin taxtachasimon shaklli, talkka o‘xhash varaqsimon agregatlar holida uchraydi. Brusitning rangi oq, rangsiz, ba’zan biroz yashil tusda bo‘ladi va sadafdek yaltiraydi. Brusitning qattiqligi – 2,5, solishtirma og‘irligi – 2,4. Brusit erigan magniy birikmalarning ishqorli muhitda gidrolizlanishi natijasida yuzaga keladi. Brusitning juda katta uyumlari magniyga xomashyo hisoblanadi.

**Gyotit –  $\text{HFeO}_2$ .** Mineralning nomi shoir Gyote (1749–1832) sharafiga qo‘yilgan. Tarkibida  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 89,9 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 10,1 % bo‘ladi. Rombik singoniyali. Odatda, kristallari ignasimon, ustunchasimon qiyofalarda bo‘ladi. Ko‘proq minerallarning ichki tuzilishi ingichka radial yoki parallel tolalardan iborat oqiq buyraksimon shakllarda bo‘ladi (32-rasm).



32-rasm. Gyotitning oqma agregati.

Gyotitning rangi to‘q qo‘ng‘irdan qoragacha. U yarim metalldek yaltiraydi. Qattiqligi – 5,5, solishtirma og‘irligi – 4,0–4,4. Gyotitni ignasimon yoki ustunsimon kristall shakllarida ko‘ramiz. U asosan ekzogen mineral bo‘lib, doimo kollomorf yoki metakolloid massalar shaklida tarqagan. Demak, getit yer yuzasining eng ustki qismida kislород va suv etarli bo‘lgan sharoitda hosil bo‘ladi. Bu mineral ham temir olishda xomashyo hisoblanadi.

**Psilomelan –  $\text{mMnO} \cdot \text{MnO}_2 \cdot \text{nH}_2\text{O}$ .** Kimyoviy tarkibi o‘zgaruvchan:  $\text{MnO}$  – 60–80 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 4–6 % atrofida. Rombik singoniyali, ko‘pincha konsentrik zonal tuzilishdan oqiq shakllar yoki dendrit-

simon gardlari ham uchraydi. Uning rangi qora ba'zan qo'ng'ir-qora, yarim metall kabi yaltiraydi. Qattiqligi – 4–6, solishtirma og'irligi 4,4–4,7; ancha mo'rt. Bu guruhga kiradigan minerallar ma'danlarning oksidlanish zonalarida cho'kish yo'li bilan hosil bo'ladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Kvarsga ta'rif bering.
2. Tog' billuri, ametist va morion nima?
3. Kvarts va xalsedonning farqi nimada?
4. «Agat», «yashma» deb nimaga aytildi?
5. Kupritning ahamiyati?
6. Korundning qattiqligi necha?
7. Korundning boshqa turlari.
8. Boksit nima?
9. Temirning oksid va gidrooksidlarini sanang.
10. Magnetit va gematitga ta'rif bering.
11. Limonit nima?
12. Pirolyuzitga ta'rif bering.
13. Kassiteritning hosil bo'lishi.

### **19-§. Karbonatlar**

Karbonat guruhi minerallari Yer po'stida juda keng tarqalgan.

Bular orasida kalsit ( $\text{CaCO}_3$ ) juda ko'p tarqalgan bo'lib, u asosan dengiz cho'kindisi tariqasida g'oyat katta qatlamlarni tashkil qiladi. Bulardan tashqari karbonatlar turli konlarda ma'dan minerallarining yo'ldoshi sifatida xizmat qiladi.

Karbonatlarning asosiy kationlari quyidagilar: Ca, Mg, Na, Fe; nisbatan kamroq – Cu, Zn, Pb, Mn, Tr, Bi. Suvsiz karbonatlarning qattiqligi yuqori bo'lmaydi (odatda, 3–5 atrofida). Karbonatlarning suvda eruvchanligi yuqori. Karbonat guruhi minerallarining rangi xilma-xil bo'lib, asosan xromoform elementlarga bog'liq. Masalan, misli karbonatlar – yashil va ko'k, tarkibida uran mavjud bo'lgan karbonatlar sariq rangda bo'ladi. Lantanoidga boy karbonat minerallari esa qo'ng'ir, kobaltlilar esa binafsha rangida bo'ladi.

Aksariyat karbonatlar ekzogen va hidrotermal jarayonlarda paydo bo'ladi. Chunki ularning ko'pchiligi okean va dengizlarda, nisbatan

kamrog‘i – gidrotermal sharoitda yuzaga keladi. Karbonat guruhiga kiradigan minerallar suvsiz va suvli turlarga bo‘linadi.

**Kalsit –  $\text{CaCO}_3$ .** Tarkibida  $\text{CaO} – 56\%$ ,  $\text{CO}_2 – 44\%$ . Aralashma holda Mg, Fe, Mn – 8 %gacha, kamroq – Zn – 2% gacha, Sr va bosh-qalar bo‘ladi. Kalsit – trigonal singoniyali, qattiqligi – 3, solishtirma og‘irligi – 2,8, ulanish tekisligi mukammal, ancha mo‘rt mineral. Uning yaxshi kristallari mavjud, kalsitning shakli o‘ziga xos belgi bo‘lib, hosil bo‘lish sharoitiga bog‘liq (33-rasm).



33-rasm. Kalsit.

Toza, shaffof kalsit «island shpati» deyiladi. U rangsiz nurni ikkilantirib sindirish ko‘rsatkichi nihoyatda yuqori. Tabiatda magmatik kalsit karbonatitlarda dayka va kichik shtoklar hosil qiladi. Magmatik kalsit ishqorli magmatik jinslarda va ularning turlarida ko‘proq uchraydi. Kalsit gidrotermal sharoitda ham paydo bo‘ladi va benihoya yirik kristallar hosil qiladi. Kalsitning qalin qatlamlari va yirik uyumlari biogen va xemogen usulda yuzaga keladi. Ular ohaktosh, mergel, bo‘r jinslari bilan birga bo‘ladi. Uning minerallari sement hamda optik (island shpati) asboblar tayyorlashda asosiy manba hisoblanadi.

**Rodoxrozit –  $\text{Mn}(\text{CO}_3)$**  – yunoncha «rodon» – atirgul. Tarkibida –  $\text{MnO} – 61,7\%$ ,  $\text{CO}_2 – 38,3\%$ . Izomorf aralashma sifatida Fe, Mg, Zn, Co ishtirok etadi. Yaxshi kristallari kam uchraydi. Odatda mayda donador, zinch massa holda bo‘ladi. Rangi pushti (malina rangiga o‘xshash) bo‘lib, donador mayin tuproqsimon massalarga o‘xshaydi. Yaltirashi shishadek, qattiqligi – 3,5–4,5; solishtirma og‘irligi – 3,6; ancha mo‘rt mineral. Marganetsning kam uchraydigan gidrotermal temir yoki metasomatik konlarida rodoxrozit, sulfid va marganets oksidlari bilan bir assotsiatsiyada braunit, gausmanit, baritlar bilan birga bo‘ladi. Rodoxrozit yirik massalar holida dengiz cho‘kindi konlarida ko‘proq uchraydi.

**Magnezit – MgCO<sub>3</sub>.** Tarkibida MgO – 47,6 %, CO<sub>2</sub> – 52,4 %. Tabiatda yirik kristallari ham uchraydi. Uning rangi –oq, sarg‘ish va kul rang bo‘lib tovlanadi. Uning yaltirashi shishadek, qattiqligi – 4,1–4,5; solishtirma og‘irligi – 2,9–3,1; mo‘rt; ulanish tekisligi romboedr bo‘yicha mukammal, sinishi notejis. Tabiatda keng tarqalgan magnezit o‘ta asosli intruziv jinslari dunit, peridotit va piroksenitlarning so‘nggi jarayonlarda o‘zgarishi va nurash oqibatida paydo bo‘ladi.

Ushbu magnezitlar bronzit, serpentin, talklar bilan birga uchraydi. Quyidagi holda yuzaga kelgan magnezit, ba’zan yirik konlar hosil qiladi. Ayrim yirik konlar gidrotermal-metasomatik jarayonlarda paydo bo‘ladi. Unda magnezit, dolomit, kalsit, barit, talk, kvars, pirit, xalkopiritlar bilan paragenetik assotsiatsiyada yuzaga keladi.

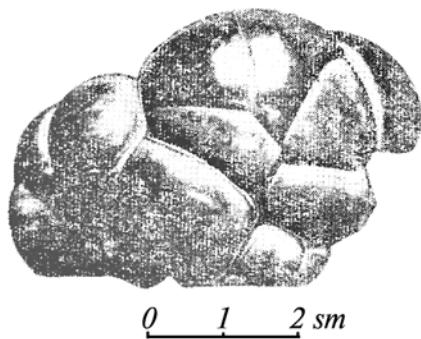
**Siderit – FeCO<sub>2</sub>** yunoncha «sideros» temir demakdir. Tarkibida FeO – 62,1 %; CO<sub>2</sub> – 37,9 %. Trigonal singoniyali, yaxshi kristallangan, donador, ba’zan yashirin kristallangan, shu’lasimon shakllarda uchraydi. Ba’zan yirik kristallari (1,5–2 sm) andezitlarda topilgan (Mulatalavavidi, Vengriya). Sideritning rangi no‘xatdek sariq, sariq-qo‘ng‘ir bo‘ladi, yaltirashi shishadek, ba’zan sadafdek, mo‘rt, qattiqligi – 4, solishtirma og‘irligi – 3,9. Siderit gidrotermal jarayonlarda yuzaga kelgan polimetall konlarida katta uyumlarini hosil qiladi. Sideritning eng yirik uyumlari ekzogen (xemogen) jarayonlarda paydo bo‘ladi. Siderit temir olishda asosiy manbalardan biri hisoblanadi.

**Serussit – PbCO<sub>3</sub>.** Yunoncha «serussa» oq bo‘yoq demakdir. Tarkibida PbO – 83,5 %, CO<sub>2</sub> – 16,5 %. Mexanik aralashma holida SrO (3,2 %gacha), ZnO (4,5 %gacha) va boshqalar uchraydi. U rombik singoniyali, tabletkasimon, plastinkasimon, ba’zan nayzasimon ko‘rinishda bo‘ladi. Serussit – oq, qordek oq, yarim shaffof, ba’zan kul rang, tutunsimondan qoragacha. Uning qattiqligi – 3–3,5, solishtirma og‘irligi – 3,8; mo‘rt; ulanish tekisligi mukammal. Serussit polimetall konlarning oksidlanish zonalarida yuzaga keladi. Gidrotermal jarayonda yuzaga kelgan selestin, barit, kalsit va sulfidlar bilan uchraydi. Serussit gipergen sharoitda galenit va anglezit hisobiga paydo bo‘ladi. Serussitning yirik uyumlari qo‘rg‘oshin olishda manba hisoblanadi.

**Dolomit – CaMg(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub>.** Fransuz mineralogi Dolome (1750–1801) nomi bilan atalgan. Tarkibida – CaO – 30,41%, MgO – 21,86 % va CO<sub>2</sub> – 47,73 %. Trigonal singoniyali, kul rang, ba’zan sarg‘ish, qo‘ng‘ir yashil tusda tovlanadi, shishadek yaltiroq, qattiqligi – 3,5–4,

solishtirma og‘irligi – 2,9, mo‘rt; ulanish tekisligi romboedr bo‘yicha mukammal. Dolomit ham kalsitga o‘xshash keng tarqalgan, ayniqsa kembriy davrigacha yuzaga kelgan jinslar oralarida yirik qatlamlar hosil qiladi. Dolomit tipik gidrotermal temir konlarida magnezit, kalsit, sulfidlar, kvars va boshqa minerallar bilan birga uchraydi. Dolomit qurilish materiali sifatida ishlatiladi.

**Malaxit –  $\text{Cu}_2[\text{CO}_3](\text{OH})_2$ .** Yunoncha «malaxe» gulxayri demakdir. Shu o‘simlik rangiga o‘xshashligi uchun nom berilgan bo‘lsa kerak. Tarkibida –  $\text{CuO} - 71,9 \%$ ,  $\text{CO}_2 - 19,9 \%$ ,  $\text{H}_2\text{O} - 8,2 \%$  miqdorida aniqlangan. U monoklinal singoniyali. Tabiatda buyraksimon (34-rasm), radial shu’la kabi tuzilgan; ba’zan oqiq shakldagi massa holida ham uchraydi. Ba’zan konsentrik zonal tuzilishda bo‘ladi. Malaxit yashil rangli, yaltirashi shishadek, olmosdek, ba’zan tolasimonlari ipakdek. Uning qattiqligi 3,5–4, solishtirma og‘irligi 4, ulanish tekisligi mukammal. Malaxit mis sulfid konlarining oksidlanish zonalarida uchraydi.



34-rasm. Malaxitning buyraksimon agregati.

Malaxit bilan yo‘ldosh mineral sifatida azurit, xrizokolla, tenorit, kuprit, sof mis va boshqalar bilan birga paragenetik assotsiatsiya hosil qiladi. Malaxit bezak buyumlar tayyorlashda ishlatiladi.

**Azurit –  $\text{Cu}_3[\text{CO}_3]_2(\text{OH})_2$ .** Nomi fransuzcha; «azure» havo rang demakdir. Tarkibida –  $\text{CuO} - 69,2 \%$ ,  $\text{CO}_2 - 25,6 \%$ ,  $\text{H}_2\text{O} - 5,2 \%$  bo‘ladi. U monoklinal singoniyali, tabiatda kalta ustuncha yoki prizma, qalin tabletkasimon shakllarda topilgan. Azuritning rangi to‘q ko‘k, havo rang, yaltirashi shisha kabi. Uning qattiqligi 4, solishtirma og‘irligi 3,9; ulanish tekisligi mukammal emas. U sulfid konlarining oksidlanish zonalarida yuzaga keladi.

Azurit va malaxit odatda birga uchrashadi. Ammo miqdori bo‘yicha malaxit keng tarqalgan.

## Takrorlash uchun savol va topshiriqlar

1. Kalsit va dolomitni ta’riflang.
2. Island shpati nima, uning xossasi va ishlatalishi?
3. Xlorid kislota qaysi mineralga ta’sir qiladi?
4. Misning karbonatlari qaysilar?
5. Qo‘rg‘oshining karbonatiga ta’rif bering.
6. Siderit va uning ahamiyati.

## 20-§. Sulfatlar

Sulfatlar  $H_2SO_4$  kislota tuzlari bo‘lib, ularning soni 250 dan ortiq. Ular yer po‘stining 0,61 %ini tashkil etadi. Bu sinfga natriy, kaliy, kaltsiy, magniy, bariy kabi elementlarning sulfatlari kiradi. Ular 10 foizli xlorid kislotasi bilan reaksiyaga kirishmaydi.

Sulfatlar ko‘l va dengizlarda, lagunalarda kimyoviy cho‘kindi sifatida hamda sulfidlarning oksidlanishi va gidrotatsiyasi natijasida hosil bo‘ladi. Ba’zi sulfatlar gidrotermal jarayonda (barit, tselistin) paydo bo‘ladi.

**Barit –  $BaSO_4$ .** Yunoncha «baros» – og‘irlik demakdir. Kub singoniyali, kristallari donador, kamdan kam zich, yashirin kristallangan, tuproqsimon bo‘ladi. Barit – qordek oq, shaffof, ba’zan sarg‘ish, ko‘kish, qo‘ng‘irroq bo‘ladi. Uning yaltirashi – shishadek, ulanish tekisligi sadafdek mukammal, qattiqligi – 3,5, solishtirma og‘irligi – 4,5. Barit uyumlari o‘rta va past haroratli gidrotermal jarayonda yuzaga keluvchi barit-polimetall konlarning 50–60 %ni tashkil etadi, barit-flyorit tomirlarida esa undan ham ko‘plab uchraydi. Barit vulkan jinslari orasida tomir va tomirchalar hosil qiladi. Barit sanoatning turli tarmoqlarida keng qo‘llaniladi.

**Selestin –  $SrSO_4$ .** Yunoncha «selestis» – havo rang demakdir. Tarkibida –  $SrO$  – 56,4% bo‘ladi, ba’zan Ca va Ba – 1,5–2 % atrofida. U rombik singoniyali, kristallari tabletkasimon, ustunsimon yoki prizma ko‘rinishda bo‘ladi. Uning rangi – havo rang, sarg‘ish, qizg‘ish, ba’zan rangsiz, shaffof, yaltirashi shishadek; ulanish tekisligi mukammal; sadafdek tovlanadi. Selestinning qattiqligi – 3,5; solishtirma og‘irligi – 4; mo‘rt mineral. Uning asosiy uyumlari cho‘kindi – xemogen sharoitda paydo bo‘ladi va gips, angidrid, stronsianit va baritlar bilan birga uchraydi. U dengiz organizmlarida, jumladan

radiolyariya va ammonitlarning toshqotgan chig‘anoqlarida aniqlangan. Selestin strontsiy olishda birdan bir manbadir.

**Anglezit PbSO<sub>4</sub>.** Birinchi marta Anglezi orolida topilgan bo‘lib, nomi shundan kelib chiqqan. Tarkibida: PbO – 73,6%, SO<sub>3</sub> – 26,4% bo‘ladi. U rombik singoniyali, tabletkasimon, ba’zan kalta ustunsimon, piramidal qiyofalarda bo‘ladi. Odatda, u rangsiz, shaffof, kul rang, olmosdek yaltiraydi, qattiqligi – 3; solishtirma og‘irligi – 6,4; ulanish tekisligi rombik bo‘yicha mukammal. Qo‘rg‘oshin va boshqa sulfid konlarining oksidlanish zonalarida paydo bo‘ladi. Anglezit galenit sifatida, ulanish tekisligi bo‘ylab oksidlanishi tufayli vujudga keladi: PbSO<sub>2</sub>.

**Mirabilit – Na<sub>2</sub>SO<sub>4</sub> · 10H<sub>2</sub>O.** (Ko‘pincha u «glauber tuzi» deyildi). Tarkibi – Na<sub>2</sub>O – 19,3 %, SO<sub>3</sub> – 24,8 %, H<sub>2</sub>O – 55,9 %. Monoklin singoniyali, kristallari kalta ustunsimon qiyofaga ega. Odatda, yaxlit donador, po‘stloq gard ko‘rinishda topiladi. U rangsiz, shaffof, ba’zan xira sarg‘ish, ko‘kimir yashilroq tusda tovlandi. Uning qattiqligi – 1,5–2; solishtirma og‘irligi – 1,5; shishadek yaltiraydi. Quruq va issiq havoda tarkibidagi suvi yo‘qoladi va tenarditga aylanadi. Mirabilit suvda oson eriydi. Natriy va sulfat anionlari bilan to‘yingan sho‘r suvli ko‘llarda hosil bo‘ladi.

**Angidrit – CaSO<sub>4</sub>.** Tarkibi – SaO – 41,2 %, SO<sub>3</sub> – 58,8 %. Qalin tabletkasimon yoki prizmatik. Tabiatda yaxlit donador massalar, ba’zan nayzasimon holida uchraydi. Uning rangi oq, havo rang, kul rang, qizg‘ish tusda bo‘ladi. Ba’zan rangsiz shaffof xillari mavjud, shishadek yaltiraydi, ulanish tekisligi mukammal, qattiqligi – 3,5, solishtirma og‘irligi – 3,0. Namgarchilik ko‘p joylarda angidrit gipsga aylanadi. Natijada hajmi 30 %gacha kengayadi. Angidritning katta uyumlari cho‘kindi tog‘ jinslari oralarida qatlam-qatlam bo‘lib joylashadi. U tuz konlarining asosiy minerallaridandir, dengiz va ko‘llarda harorat 42 °C dan yuqori bo‘lganda kristallanadi. U galit, silvin, karnallit va boshqalar bilan qavat-qavat qog‘ozdek yupqa qatlamchalar tashkil etadi.

**Gips – CaSO<sub>4</sub> · 2H<sub>2</sub>O.** Tarkibi: CaO – 32,5 %, SO<sub>3</sub> – 46,6 %, H<sub>2</sub>O – 20,9 %. Mexanik aralashma holida turli gillar qum, organik moddalar bo‘ladi. U monoklin singoniyali, yo‘g‘on tabletkasimon, ayrimda ustunsimon yoki prizmatik ko‘rinishda bo‘ladi. Gips yoriqlarda asbestosga o‘xhash ipaksimon holda joylashadi. Yirik, alohida-alohida kristallari – qaldirg‘och dumiga va ba’zan atirgulga o‘xhash shakllar

hosil qilib uchraydi. Uning rangi oq, shaffof, ba’zida asaldek sariq, qizil va qoramtili bo’ladi. U shishadek yaltiraydi, ulanish tekisligi sadafdek. Gipsning qattiqligi – 1,5–2 (tirnoqda chiziladi); solishtirma og‘irligi – 2; ulanish tekisligi mukammal. U suvda erish xususiyatiga ega. Gips ekzogen sharoitda (nurash) paydo bo’ladi. Yirik suv havzalarida ohaktoshdan keyin yuzaga keladi. U qurilish ishlarida ishlatiladi.

**Alunit –  $KAl_3[SO_4](OH)_6$ .** Tarkibi:  $K_2O$  – 11,4 %,  $Al_2O_3$  – 37 %,  $SO_3$  – 38,6 % va  $H_2O$  – 13 %. Trigonal singoniyali, ditrigonal – piramidal ko‘rinishda yoki tabletkasimon qiyofali, kul rang, sarg‘ish, ba’zan qizg‘ish – oq; shisha kabi yaltiraydi, qattiqligi – 4, solishtirma og‘irligi – 2,8. Mis-sulfid konlari oksidlanish zonalarining yuqori qismida joylashadi. Mis olishda, qishloq xo‘jalik zararkunandalariga qarshi kurash sohasida hamda bo‘yoq sanoatida ishlatiladi.

### Takrorlash uchun savol va topshiriqlar

1. Baritning eng asosiy xossalari.
2. Gips va angidridni ta’riflang.
3. Gipsning ishlatilishi.
4. Mirabilit va uning hosil bo‘lishi.
5. Alunit nima?

## 21-§. Volframatlар, fosfatлар ва vanadatлар

Bu guruhga 15 dan ortiq minerallar kiradi. Ularning aksariyati volfram va molibden kislotalarining tuzlaridir. Minerallarning asosiy qismini Ca, Fe, kamroq Pb,  $Mn^{+2}$ ,  $Cu^{+2}$  kationlar tashkil qilib, ba’zan o‘zaro izomorf qatorlarini hosil qiladi.

Volframat guruhiya gyubnerit –  $MnWO_4$ , ferberit –  $FeWO_4$ , izomorf aralashma qatori minerallari kiradi. Bularning ko‘p xususiyatlari bir-biriga juda yaqin va tabiatda ular keng tarqalgan.

**Volframatit ( $Mn,Fe)WO_4$ .** Yunoncha «bo‘ri ko‘pigi» ma’nosini anglatali. Bu mineral bilan aralashgan qalayi ma’danlarini eritganda, qalayi ustida ko‘pik paydo bo’ladi. Shuning uchun mineralning nomi shu xususiyati asosida yuzaga kelgan. Ferberit ( $FeWO_4$ ), volframatit [ $(Mn, Fe)WO_4$ ], gyubnerit ( $MnWO_4$ ) izomorf qatorining tarkibi o‘zgaruvchan, ularning chegaralari quyidagicha: ferberit – 100–80 %, vol-

framit – 80–20 % va gyubnerit – 20,0 %ni tashkil etadi. Ular tarkibida ba’zan  $(Nb, Ta)_2O_6$  – 2,5 %, CuO – 1,3 % miqdorda aniqlangan.

Volframit monoklin singoniyali, tabiatda qalin tabletkasimon yoki prizmatik qiyofalarda, ba’zan yaxlit yirik donador agregatlar bo‘lib uchraydi. Uning rangi – qora, gyubnerit qizg‘ishroq yoki binafsha rang, ferberit esa qora bo‘ladi. Yaltirashi oynadek, olmosdek, ba’zan yog‘langandek tuyuladi. Mineralning qattiqligi – 5,5, solishtirma og‘irligi – 7,5 gacha.

Volframit – gipogen mineral. Kontakt-metasomatik (skarn), greyzenlarda va yuqori haroratlari hidrotermal jarayonlarda yuzaga keladi.

**Sheelit –  $CaWO_4$ .** Shved kimyogari K.V.Sheell nomi bilan atalgan. Tarkibi: CaO – 19,4 %, WO<sub>3</sub> – 80,6 %, aralashma holida MoO<sub>3</sub> – 10 %gacha, CuO – 7 % uchraydi. U trigonal singoniyali, tetragonal prizmali, yassi tabletkasimon ko‘rinishda bo‘ladi. Ma’dallarda noto‘g‘ri shaklli donalar, ba’zan yaxlit massalar holida topiladi. U rangsiz, sariq, yashil-sariq, qo‘ng‘ir, kul rang, yog‘langandek tuyuladi va olmosdek yaltiraydi. Qattiqligi – 4,5; solishtirma og‘irligi – 6,2; mo‘rt, notejis yuzalar hosil qilib sinadi.

Sheelitning yirik konlari kontakt – metasomatik (skarn) sharoitda paydo bo‘ladi. Bunday konlar nordon intruziv (granit, granodiorit) jinslarning karbonatlar bilan tutashgan joylarida yuzaga keladi.

Volframatlar volfram elementi uchun muhim xomashyo hisoblanadi.

Ushbu guruh minerallari fosfor, margimush va vanadiylarning tuzlari bo‘lib, tabiatda kam tarqalgan. Ularni hosil qiluvchi kationlar – Al, Fe, Mn, Ca, Zn, Cu va Pb. Fosfatlar, arsenatlar va vanadat minerallarining ichki tuzilishini tashkil qilishda quyidagi tetraedrlar radikali [PO<sub>4</sub>]<sub>3</sub>, [AsO<sub>4</sub>]<sub>3</sub> va [VO<sub>4</sub>]<sub>3</sub> muhim hisoblanadi.

**Monatsit – (Ce, La...) $PO_4$**  Yunoncha «monaydzen» – «yakka qilish» demakdir («monax» so‘zidan olingan). Tabiatda u yakka-yakka holda uchraydi. Tarkibi – seriy va lantan 50–68 %, P<sub>2</sub>O<sub>5</sub> – 22–31,5 %. Izomorf aralashma holida ittriy – 5 % gacha, toriy – 5–60 % atrofida bo‘ladi. Monatsit monoklinal singoniyali, tabletkasimon, prizmatik shakllarda uchraydi. Magmatik jinslarda (intruziv va pegmatitlarda) mayda donali, ba’zan bir necha kilogrammlik xillari mavjud. Uning rangi xilma-xil – qo‘ng‘ir, sarg‘ish-qo‘ng‘ir, jigarrang, qizil, ba’zan yashil; shishadek yaltiraydi, yog‘langandek. Qattiqligi – 5,5, solishtirma og‘irligi – 5,5. Monatsit kam uchraydi. Odatda nefelinli

sienit, granit, alyaskit va ularning pegmatitlarida ko‘proq tarqalgan. U seriy, lantan hamda toriy olishda asosiy manba hisoblanadi.

**Apatit –  $\text{Ca}_5[\text{PO}_4]_3(\text{F}, \text{Cl})$ .** Tarkibida  $\text{CaO} - 55,5\%$ ,  $\text{P}_2\text{O}_5 - 42,3$  foiz, ftor –  $3,8\%$ , xlor –  $6,8\%$  va tarqoq elementlardan  $\text{Cl}_2\text{O}_3 - 5$  foizgacha bo‘ladi. U geksagonal singoniyali, igna shaklida, kalta ustunsimon va tabletkasimon kristallari holida uchraydi.

Apatitning magmatik intruziv jinslarda qilsimon nayzadek va ba’zan qisqa tabletkasimon kristallari mavjud. U rangsiz, shaffof, oq, och-yashil, havo rang, qo‘ng‘ir, ba’zan binafsha rangda uchraydi, shishadek yaltiraydi, notekis yuzalar hosil qilib sinadi. Qattiqligi – 5; solishtirma og‘irligi – 3,2; mo‘rt, ulanish tekisligi yo‘q. Apatitning yirik konlari nefelinli sienit va ularning pegmatitlari bilan uzviy bog‘liq. Bu jinslar tarkibidagi yaxlit donador massalarda nefelin, sfen, evdialit, ishqorli amfibollar, egirinlar bilan bir assotsiatsiyada bo‘ladi (Kola yarim oroli, Rossiya – mashhur Xibinsk apatit koni). Bulardan tashqari, apatit uyumlari kontakt-metasomatik jarayonlarda vujudga keladi.

**Vanadinit –  $\text{Pb}_5(\text{VO}_4)_3\text{Cl}$ .** Tarkibida  $\text{PbO} - 78,3\%$ ,  $\text{V}_2\text{O}_5 - 19,3$  va  $\text{Cl} - 2,4$  foiz bo‘ladi. Aralashma holda  $\text{Pb}_2\text{O}_5$ ,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  uchraydi. U geksagonal, prizma va ignasimon qiyofalarda uchraydi. Ba’zan radial shu’la, tola-tola holida aniqlangan. Vanadinitning rangi sariq, qo‘ng‘ir va qizg‘ish tuzlarda bo‘ladi. Uning yaltirashi shishadek, yog‘langandek tuyuladi, qattiqligi – 3; solishtirma og‘irligi – 7; mo‘rt, notekis yuzalar bilan sinadi. Vanadinit qo‘rg‘oshin-rux konlarining oksidlanishi zonalarida hosil bo‘ladi. U vanadiy manbai sifatida sanoat ahamiyatiga ega.

**Annabergit –  $\text{Ni}_3[\text{AsO}_4]_2$ .** Nomi Saksoniyadagi Annaberg konidan kelib chiqqan. Tarkibida –  $\text{NiO} - 37,5\%$ ,  $\text{As}_2\text{O}_5 - 38,5\%$ ,  $\text{H}_2\text{O} - 24\%$ . U monoklin singoniyali, prizmatik kristallar hosil qiladi, ba’zan tuproqsimon massalar yuzaga keladi.

### Takrorlash uchun savol va topshiriqlar

1. Apatitga ta’rif bering.
2. Apatit fosforitdan qanday farqlanadi?
3. Fosforitlardan qaysi mineral tarqoq elementlar uchun ma’dan hisoblanadi?
4. Uranning ishlatalishi.

## 22-§. Galoidlar va nitratlar

Kimyoviy nuqtai nazardan qaraganda galoidlar HF, HCl, HBr va HJ kislotaning tuzlari bo‘lib, vodorod o‘rniga ishqoriy, ishqoriy er metallari, hamda Cu, Ag, Pb, Hg, Fe, Mn lar kation vazifasini bajradi. Ushbu minerallarga shaffof, rangsiz, solishtirma og‘irligi kichik va oson eruvchanlik xususiyati hamda shishadek yaltirashi xosdir.

**Flyorit – CaF<sub>2</sub>.** «Flyuorum» – fтор elementining lotincha nomi. Tarkibi – Ca – 51,2 %, F – 48,8 %. Izomorf aralashma holda ittriy, seriy va uran bo‘ladi. U kub singoniyali, to‘g‘ri tuzilgan kubik, ba’zan oktaedrik, dodekaedrik kristallar holida uchraydi. Ayrimda xol-xol donali yaxlit massa bo‘lib, ba’zan tuproqsimon massa shaklida topiladi. Odatda rangsiz, shaffof, ba’zan sariq, yashil, havo rang, gunafsha, qoramtil bo‘ladi.

U shishadek yaltiraydi. Qattiqligi – 4; solishtirma og‘irligi – 3,2; mo‘rt, ulanish tekisligi kub bo‘yicha mukammal. Flyoritning aksariyat qismi gidrotermal jarayonda paydo bo‘ladi.

Flyoritning 70 %ga yaqini metallurgiyada oson eriydigan shlaklar olish uchun ishlatiladi. U kimyo, sopol, shisha sanoatlarida va boshqa juda ko‘p joylarda foydalaniladi.

**Galit – NaCl.** Grekcha «galos» – tuz demakdir. U «osh tuzi» ham deyiladi. Tarkibi – Na – 39,4 % va Cl – 60,6 %. Mexanik aralashma sifatida gil, organik moddalarda bo‘ladi. U kub singoniyali; tuz havzalarining ostida bir-birlariga yopishmagan dona-dona bo‘lib, zinch kristallangan ko‘rinishda topiladi.

Galit shishadek yaltiraydi; qattiqligi – 2; solishtirma og‘irligi – 2,2; mo‘rt; suvda oson eriydi, mazasi sho‘r. U juda gigroskopik; havo namini o‘ziga tortib oladi. Galit ekzogen sharoitda quriyotgan ko‘llarda yoki dengiz havzasidan qum to‘sqliari bilan ajralgan sayoz qo‘ltiqlarda quruq va issiq iqlimli sharoitlarda paydo bo‘ladi. Galitning eng katta zahirali konlari turli geologik davrlarda yuzaga kelgan. Galit - muhim oziq-ovqat mahsuloti. U sanoat va qishloq xo‘jaligining turli tarmoqlarida ishlatiladi.

**Silvin – KCl.** Tarkibi – K – 52,5 %, Cl – 47,5 %. Mexanik aralashma holida NaCl, Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> ishtirok etadi. U kub singoniyali, qavat-qavat teksturali yaxlit donador massalar holida topiladi. Silvining toza xillari – shaffof, rangsiz, oq, och qizil va pushti rangli bo‘ladi, shishadek yaltiraydi, qattiqligi – 1,5–2; solishtirma og‘irligi – 1,99.

Uning mazasi o‘tkir sho‘r, ba’zan achchiq; ancha mo‘rt mineral. U galit kabi qurayotgan sho‘r suvli ko‘llarda yuzaga keladi. Ma’lumki, kaliy tuzlarining ko‘p qismi dalalarni o‘g‘itlash uchun sarf bo‘ladi. Biroz qismi kimyo sanoatida, meditsinada, parfyumeriya, qog‘oz sanoatida, shisha va lakk-bo‘yoq tayyorlashda qo‘llaniladi.

Nitratlar kuchli azot kislotasining tuzlari, suvda oson eriydi, issiq mamlakatlarda, deyarli hozirgi zamon mahsuloti sifatida yuzaga kelgan.

**Natriyli selitra –  $\text{NaNO}_3$**  – Chili selitrasи.

**Kaliyli selitra –  $\text{KNO}_3$**  – Hindiston selitrasи. Kristallari romboedr shaklida. Ko‘pincha qobiq mog‘olga o‘xshash, yaxlit massalar holida uchraydi. U rangsiz, oq qizg‘ish, qo‘ng‘ir, limondek sariq, shisha kabi yaltiraydi. Qattiqligi – 2; solishtirma og‘irligi – 2,3; mo‘rt; ulanish tekisligi romboedr bo‘yicha.

Selitra suvda oson eriydi, mazasi sho‘r, og‘izni qattiq sovitadi. Nitratlar issiq mamlakatlarda tarkibida azoti bo‘lgan organik moddalarining (parranda va hayvonlar qiyi va boshqa qoldiqlari), shuningdek, mikrosuv o‘simliklari va nitrobakteriyalarning biokimyoviy parchalanishi natijasida yuzaga keladi. Bunday joylarda juda kam bo‘ladigan yog‘inlar hosil bo‘lgan selitrani soyliqqa oqizadi. Vaqt o‘tishi bilan selitrali sho‘rhok erlarda selitra uyumlarini hosil qiladi. Bu joylarda selitra bilan bir paragenezisda gips, mirabilit va galitlar uchraydi. Uning yirik uyumlari Hindiston, Misr, Fransiya, Chili va boshqa yerlarda mavjud. Masalan, Shimoliy Chili selitrasining maydoni quydagi – uzunligi 140 km, kengligi 18–80 km va qalinligi 1,5 m atrofidiagi qatlamsimon kon hisoblanadi. Selitra mineral o‘g‘itlarning eng yaxshi turi hisoblanadi. U shisha sanoatida, portlovchi moddalar tayyorlashda ishlataladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Flyuoritga ta’rif bering.
2. Flyuoritning paydo bo‘lishi.
3. Galit va silvinga ta’rif bering.
4. Galitning paydo bo‘lishi.
5. Galit, silvin va karnallitning ahamiyati.
6. Nitratlarni sanang va ta’riflang.
7. Natriyli selitra va uning konlari.

## 23-§. Silikatlar

Silikatlar kremniy va alyumokremniy kislotalarining tuzlaridir va ular minerallarning eng katta sinfini tashkil qiladi. Silikatlar uchun juda murakkab kimyoviy tarkib xosdir. Ular tarkibiga kiruvchi eng asosiy elementlar quyidagilar hisoblanadi: O, Si, Al, Fe, Mg, Mn, Ce, Na, K, Li, B, Be, Ti, Zr, F.

Silikatlar yer po'stining 75 %ini tashkil qiladi. Bu sinfga jami minerallarning uchdan bir qismi (800ga yaqin mineral) to'g'ri keladi.

Silikatlarning genezisi magmatik, pegmatit, gidrotermal, kontakt-metasomatik va metamorfik jarayonlar bilan bog'langan va ular eng muhim tog' jinsi hosil qiluvchi minerallar hisoblanadi.

Silikatlar muhim nometall foydali qazilma hisoblanadi. Bundan tashqari ular kamyob va tarqoq elementlar uchun asosiy xomashyodir.

Ushbu sinf minerallari tarkibi juda murakkab bo'lib, elementlar o'zaro o'rinn almashib turadi. Shu sababli silikatlar tarkibidagi kremniy va kislorodning hosil qilgan tetraedr shaklidagi anion qismining o'zaro qanday bog'langanligiga qarab quyidagi yirik guruhlarga ajratiladi:

1. Orolsimon silikatlar.
2. Zanjirsimon silikatlar.
3. Lentasimon silikatlar.
4. Varaqsimon silikatlar.
5. Karkassimon silikatlar.

### OROLSIMON SILIKATLAR

**Olivin** –  $(\text{Mg}, \text{Fe})_2[\text{SiO}_4]$ . Tarkibida  $\text{MgO} - 45-50 \%$ ,  $\text{FeO} - 8-12$  foiz, ba'zan 20 %gacha. U rombik singoniyali, rombo-dipiramidal. Odatda olivin donador agregatlar holida uchraydi. Olivinning rangi yashilroq tovlanuvchan sariq, ko'pincha rangsiz, mutlaq shaffof xili «xrizolit» deyiladi. Yaltirashi shishadek, yog'langandek, qattiqligi – 6,5–7; ancha mo'rt, odatda chig'anoqsimon yuza hosil qilib sinadi. Solishtirma og'irligi 3,3–3,5. Uni kristallarning xol-xol bo'lib joylashishiga, to'q yashilroq sariq rangiga, shishadek yaltirashi va notekis sinishiga qarab ajratsa bo'ladi. Olivin magmatik yo'l bilan yuzaga keladi.

**Granatlar guruhi.** Granatlar guruhi minerallari ikki qatorga bo'linadi:

1) almandin qatori	–	$(\text{Mg}, \text{Fe}, \text{Mn})_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
pirop	–	$\text{Mg}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
almandin	–	$\text{Fe}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
spessartin	–	$\text{Mn}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
2) andradit qatori	–	$\text{Ca}_3(\text{Al}, \text{Fe}, \text{Cr})_2[\text{SiO}_4]_3$
grossulyar	–	$\text{Ca}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
andradit	–	$\text{Ca}_2\text{Fe}_2[\text{SiO}_4]_3$
uvarovit	–	$\text{Ca}_3\text{Cr}_2[\text{SiO}_4]_3$

Granatlar guruhi minerallari kub singoniyali; simmetriya ko‘rinishi geksaoktaedrik. Kristall qiyofasi rombik dodekaedr, tetragon-trioktaedr. Ko‘pincha donador yaxlit massalar holida topiladi. Granatlarning rangi va tarkibi o‘zgaruvchan bo‘ladi. Odatda ular qizil, qo‘ng‘ir-qizil, sariq, zumrad-yashil, qoramtil, ba’zan qora. Qattiqligi 6,5–7,5; notejis yuzalar hosil qilib sinadi. Solishtirma og‘irligi 3,5–4,2. Granatlarga xos belgi-kristallarning o‘ziga xos qiyofasi, yog‘langandek yaltirashi, o‘ta qattiqligi. Granatlar kontakt-metasomatik, regional metamorfizmida yuzaga keladi. Granatlarning shaffof rangli chiroyli xillari zargarlik ishlarida qimmatbaho tosh sifatida ishlatiladi.

**Sirkon** –  $\text{ZrSiO}_4$ . nomi forscha «Sar» – oltin, «gun» – rang degan so‘zlarni anglatadi. Uning tarkibida  $\text{ZrO}_2$  – 67 % va  $\text{SiO}_2$  – 32 % bo‘ladi, aralashma tariqasida gafniy  $\text{HfO}_2$  – 4 %gacha, siyrak yer elementlaridan  $\text{Y}_2\text{O}_3$  va  $\text{Ce}_2\text{O}_3$  aniqlangan. Bularan tashqari Nb va Ta, ba’zan  $\text{ThO}_2$  – 1,5 % bo‘ladi.

Singoniyasi-tetragonal. Tabiatda tetragonal-dipiramidal, ba’zan prizma shaklida uchraydi.

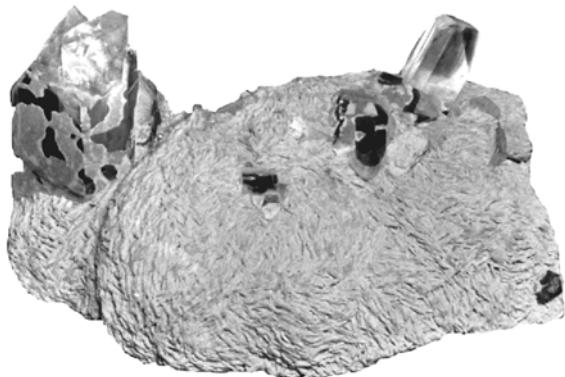
Qattiqligi – 7–8. U notejis chig‘anoqsimon yuzalar hosil qilib sinadi. Solishtirma og‘irligi – 4,6–4,7; uning o‘zgargan xili – sirtalitlarda 3,8 gacha kamayadi. Sirkon turlari bo‘lgan malakon va sirtalit, odatda radioaktivdir.

Aniqlash belgilari. Sirkon kristallari ko‘proq tetragonal kalta us-tunsimon hamda dipiramidal qiyofada uchraydi. Sirkon magmatik intruziv jinslar: nefelinli sienitlarda, granitlarda, gneyslarda xol-xol bo‘lib joylashgan shakllarda bo‘ladi. Odatda nordon va ishqorli jinslarning pegmatitlarida kengroq miqdorda uchraydi. Sirkonning shaffof hamda rangi chiroyli xillari zargarlikda ishlatiladi. Gafniy va sirkoni ajratib olinadi.

**Sfen** –  $\text{CaTiSiO}_5$ . yunoncha «sfen» – pona ma’nosini bildiradi. Tarkibida:  $\text{CaO}$  – 28,6 %,  $\text{TiO}_2$  – 40,8 %,  $\text{SiO}_2$  – 30,6 %, bundan tash-

qari  $\text{FeO}$  – 6 %gacha,  $\text{MnO}$  – 3 %gacha,  $(\text{Y}, \text{Ce})_2\text{O}_3$  – 12 %gacha aralashmalar borligi aniqlangan. U monoklin singoniyali, simmetriya ko‘rinishi rombo-prizmatik, kristallarining ko‘ndalang kesimi ponaga o‘xhash, ba’zan tabletkasimon. Sfenning rangi sariq, qo‘ng‘ir, yashil, ba’zan qora, pushti yoki qizil bo‘ladi. Yaltirashi olmosdek, yog‘langandek, qattiqligi 5–6, solishtirma og‘irligi 3,2–3,5, aniqlash belgis-sarg‘ish-qo‘ng‘ir rangi va ponasimon shakli bilan ajraladi. U qizdirilgan  $\text{HCl}$ ,  $\text{H}_2\text{SO}_3$ , kislotalarida kaltsiy sulfat ( $\text{CaSO}_4$ ) tuzi hosil qilib, butunlay parchalanadi. Sfen ikkinchi darajali mineral sifatida ishqorli va nordon o‘rta intruziv jinslarda dala shpatlari, nefelin, egirin, sirkon, apatit va boshqa minerallar bilan bir assotsiatsiyalarda uchraydi. Biroq uning yirik kristallari ishqorli pegmatitlarda bo‘ladi. U ba’zan metamorfik jinslar (gneyslar, kristallik slanetslar, amfibolit) uchun xos mineral holida yuzaga keladi.

**Topaz** –  $\text{Al}[\text{SiO}_4](\text{F}, \text{OH})_2$ . Nomi Qizil dengizdagi Topazos orolidan kelib chiqqan. Tarkibida:  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 62,0–48,2 %,  $\text{SiO}_2$  – 3–28,2 %, F – 13–20,4 %.  $\text{H}_2\text{O}$  – 2,45 %gacha. U rombik singoniyali; uning yaxshi kristallari kam uchraydi, faqat bo‘shliqlarda topiladi. Topazning yirik kristallari (25–32 kg) pegmatitlarda topilgan (35-rasm). U ko‘pincha pinakoid, dipiramidalar va boshqa shakllari ko‘proq uchraydigan prizmatik qiyofalarda mavjud. U rangsiz, ba’zan och sariq, somon sariq va och havo rang, och pushti, kamdan kam och qizil tuslarda bo‘ladi. Yaltirashi shishadek; qattiqligi – 8.



35-rasm. Topaz.

Uning solishtirma og‘irligi 3,5–3,57. Topaz nordon intruziv jinslarda ikkinchi darajali mineral; ammo ularning pegmatitlarida ko‘p uchraydi. Bularda flyuorit, turmalin, kvars, berill, cassiterit, volframitlar bilan bir paragenetik assotsiatsiyalar hosil qiladi. Topaz ayniqsa

greyzenlarda keng tarqalgan. U slanets, gneytslar oralaridagi yuqori haroratli gidrotermal tomirlarda ham yuzaga keladi. Topazning yirik, shaffof rangli chiroyli kristallari bezak tosh hisoblanadi.

**Disten** –  $\text{Al}_2[\text{SiO}_4]$  yunoncha «di» – ikki xil; «stenos» – qarshilik ko‘rsatuvchi, ya’ni ikki xil yo‘nalishda ikki xil qattiqlikka ega.

Tarkibi:  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 63,1 %,  $\text{SiO}_2$  – 3,6 9 %. U triklin singoniyali, «C» o‘qi bo‘yicha cho‘ziq ustunsimon, ba’zan yassi taxtachaga o‘x-shash kristallari yuzaga keladi. Uning rangi havo rang, ko‘k, ba’zan yashil, yaltirashi shishadek, ulanish tekisligi yuzasi sadafdek yaltiraydi, qattiqligi yonida 7,5, ko‘ndalang yo‘nalishda 6. U mo‘rt, mukammal solishtirma og‘irligi 3,5–3,7.

Disten kristallangan slanetslar uchun tipomorf mineral hisoblanadi. U metamorfik jinslarda stavrolit va sillimanitlar bilan birga uchraydi.

**Soizit** –  $\text{Ca}_2\text{Al}_3[\text{Si}_2\text{O}_7][\text{SiO}_4]\text{O}[\text{OH}]$ .

Tarkibida:  $\text{CaO}$  – 24,6 %,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 33,9 %,  $\text{SiO}_2$  – 39,5 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 2 foiz, ba’zan  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 2–5 %gacha bo‘ladi. Rombik singoniyali, simmetriya ko‘rinishi rombodipiramidal, kristallari prizmatik, agregatlari nayzasimon yoki donador tuzilgan bo‘ladi. U kul rang tovlanadi, yaltirashi shishadek, qattiqligi 6, ulanish tekisligi (010) bo‘yicha mukammal, notekis yuzalar hosil qilib sinadi, solishtirma og‘irligi 3,3. Mikroskopda optik belgilari qarab aniqlanadi. Tsoizit intruziv jinslardagi plagioklazlarning gidrotermal o‘zgargan mahsuloti bo‘lib yuzaga keladi. Bulardan tashqari kristallik slanetslarda va amfibolarda uchraydi.

**Epidot** –  $\text{Ca}_2(\text{AlFe})_3[\text{Si}_2\text{O}_7][\text{SiO}_4]\text{O}(\text{OH})$ .

Tarkibida:  $\text{CaO}$  – 23,5 %,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 24,1 %,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 12,6 %,  $\text{SiO}_2$  – 37,9 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 1,9 %gacha aniqlangan. Monoklin singoniyali, simmetriya ko‘rinishi rombo-prizmatik. Kristall qiyofasi prizmatik «B» o‘qi bo‘yicha cho‘ziq, ba’zan nayzasimon. Epidotning rangi har xil tusda, yashilroq, sariq, qora, kul rang tovlanadi. Yaltirashi shishadek shaffof, qattiqligi 6,5; solishtirma og‘irligi 3,3–3,4. Tabiatda eng ko‘p tarqalgan xillari pista rang-yashil rangiga va qiyofasiga qarab osonlik bilan aniqlanadi. Epidot tabiatda hosil bo‘lish sharoitlari va u bilan birga uchraydigan minerallar paragenezisi gidrotermal sharoitda yuzaga kelishi aniqlangan. Bulardan tashqari, kontakt-metasomatik konlarda kvarts, xlorit, kalsit va sulfid minerallari bilan yirik uyumlar hosil qiladi.

### **Ortit – $(\text{Ca,Ce})_2(\text{Al,Fe})_3[\text{Si}_2\text{O}_7][\text{SiO}_4]\text{O(O,OH)}$ .**

Tarkibida:  $\text{Ce}_2\text{O}_3$  – 6 % gacha,  $(\text{La. . .})_2\text{O}_3$  – 7 % bo‘ladi. Bulardan tashqari  $\text{FeO}$ ,  $\text{MgO}$ ,  $\text{MnO}$  – 8 % gacha,  $\text{V}_2\text{O}_3$ ,  $\text{Si}_2\text{O}_3$ ,  $\text{ThO}_2$  – 3,8 foiz-gacha aniqlangan. Monoklin singoniyali, simmetrik ko‘rinishi rombo-prizmatik, qalin ustunsimon, ba’zan nayzasimon, ko‘pincha xol-xol donalar tarzida topiladi. Rangi qoramtir, mumdek qora, goho sariq, yaltirashi shishadek (mumsimon), yog‘langandek. Ortitning qattiqligi 6, ancha mo‘rt, chig‘anoqqa o‘xhash yuzalar hosil qilib sinadi. Uning solishtirma og‘irligi 4,1; radioaktivlik xususiyatga ega. Tabiatda qora rangiga, mumsimon yaltirashiga, notejis yuzalar hosil qilib sinishi ortit uchun mansub belgi hisoblanadi. Ortit xol-xol dona holida ko‘pincha intruziv jinslarda granit, sienit va ularning pegmatitlarida, ba’zan gneys, kontakt-metasomatik konlarda ham topilgan.

### **Berill – $\text{Be}_2\text{Al}_2[\text{Si}_6\text{O}_{18}]$ .**

Tarkibida:  $\text{BeO}$  – 14,1 %,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 19,0 %,  $\text{SiO}_2$  – 66,9 %, aralashma holida  $\text{K}_2\text{O}$ ,  $\text{Li}_2\text{O}$ ,  $\text{Rb}_2\text{O}$  – 7 % gacha uchraydi. U geksagonal singoniyali, ko‘rinishi digeksagonal-dipiramidal. Berillning kristallari aniq tuzilgan ustunsimon yoki prizmatik qiyofaga ega. Uning rangi och yashil, sarg‘ish, yashil, havo rang, tiniq yashil (36-rasm). Rangsiz shaffof xillari ham uchraydi. Rangiga qarab quyidagi xillarga bo‘linadi. 1) zumrad och yashil, yashil va shaffof xillari eng qimmatbaxo hisoblanadi. 2) akvamarin-tiniq ko‘kintir havo rang, 3) vorobevit-pushti rangli va 4) geliodor-sariq shaffof. Bularning barchasi shishadek yaltiraydi. Uning qattiqligi 7,5–8,0, ancha mo‘rt, notejis yuzalar hosil qilib chig‘anoqqa o‘xshab sinadi. Solishtirma og‘irligi 2,6–2,9.



*36-rasm. Berill kristali.*

Berill nordon va ishqorli intruzivlarning pegmatitlarda paydo bo‘ladi. Ba’zan pnevmatolit-gidrotermal jarayonlarda yuzaga keladi. Ushbu jarayonlarda berill topaz, turmalin, flyuorit, fenokit, xrizoberill, volframit, kammiteritlar bilan bir paragenetik assotsiatsiyalarda ko‘rish mumkin. Ayrim konlarda berillning yirik, gigant kristallari (AQSHda og‘irligi 16 tonnagacha, uzunligi 5 m gacha va ko‘ndalang kesimi 1,5 m<sup>2</sup> gacha) topilgan. Rangi chiroyli; shaffof xillari - zumrad, akvamarin zargarlikda ishlatiladi.

**Xrizokolla** – CuSiO<sub>3</sub> · nH<sub>2</sub>O.

Tarkibi o‘zgaruvchan; singoniyasi aniq emas; ko‘pincha tiniq kolloiddan iborat. Sirti oqiq, tuproqsimon uyumlar hosil qiladi. U havo rang, ba’zida yashil, ko‘k, qo‘ng‘ir. Qattiqligi – 2; mo‘rt, notekis yuzalar bo‘yicha sinadi. Uning solishtirma og‘irligi – 2, tarkibidagi suv 100 °C dan yuqori darajada qizdirilganda ajraladi. U mis konlarning oksidlanish zonalarida yuzaga keladi, quruq issiq iqlimli joylarda keng tarqalgan. Xrizokollaning malaxit, azurit kalsit va boshqa minerallar o‘rnida psevdomorfozalari uchraydi.

**Turmalin** – (Na, Ca)(MgAl)<sub>6</sub>[B<sub>3</sub>Al<sub>3</sub>Si<sub>6</sub>](O, OH).

Tarkibi o‘zgaruvchan – SiO<sub>2</sub> – 30–44 %, B<sub>2</sub>O<sub>3</sub> – 8–12 %, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> – 18–41 %, FeO · Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> – 38 %, MgO – 25 %gacha, Na<sub>2</sub>O – 6 %gacha, CaO – 4 %gacha va H<sub>2</sub>O – 4 %gacha. Turmalinning magnitga boy xili «dravit», temirga boyi «sherl», litiyli xili «elvanit» deyiladi. Uning singoniyasi trigonal, simmetriya ko‘rinishi ditrigonal-piramidal. Agregatlari nayzasimon, radial shu’la kabi joylashgan, chalkashib yotgan ignachalar yoki tola-tola holida uchraydi. Uning rangi kimyoviy tarkibiga bog‘liq. Odatda yashil, pushti, qizil va qora ranglarda bo‘ladi. Yaltirashi shishadek, qattiqligi 7–7,5; «C» o‘qi bo‘yicha cho‘zinchoq, notekis yuzalar hosil qilib sinadi, solishtirma og‘irligi 2,9–3,3. Turmalin pegmatitlarda pnevmo-gidrotermal jarayonlarda, ba’zan kristallik slanetslarda, gneyslarda paydo bo‘ladi. U ko‘pincha kvarts, topaz minerallar bilan bir paragenetik assotsiatsiyalarda uchraydi. Turmalinning shaffof rangli, tiniq chiroyli xillari zargarlikda bezak buyumlar tayyorlashda ishlatiladi.

**Vollastonit** – Ca<sub>3</sub>[Si<sub>3</sub>O<sub>9</sub>] yoki CaSiO<sub>3</sub>, nomi kimyogar V.Vollaston (1766–1828) sharafiga qo‘yilgan. Tarkibi CaO – 48,3 %, SiO<sub>2</sub> – 57,7 %, ba’zan FeO – 9 %gacha borligi aniqlangan. U triklin singoniyali, kristall qiyofasi-tabletkasimon, ko‘pincha «B» o‘qi bo‘yicha cho‘ziq kristallar hosil qiladi. Agregatlari varaqsimon, radial shu’la-

simon yoki nayzasimon, ba'zan to'rdek to'qilib ketgan tolalardan iborat. U kul rang, oq, goho qizg'ish, shishadek yaltiraydi. Ulanish tekisligi yuzalari sadafdek tovlanib turadi. Qattiqligi – 4,5–5; solishtirma og'irligi – 2,7–2,9 atrofida. Vollastonit-kontakt-metasomatik jarayonlarda (skarnlarda) yuzaga kelib granatlar, diopsid, gedenbergit, vezuvian, sheelit va sulfit minerallari bilan birga uchraydi.

**Rodonit** –  $(\text{Mn}, \text{Ca})\text{SiO}_3$ . nomi grekcha «rodon»-pushti so'zidan olingan. Tarkibida:  $\text{MnO} - 46,0\text{--}30,0\%$ ,  $\text{CaO} - 4\text{--}6,5\%$ , ba'zan  $\text{FeO} - 2\text{--}12\%$  bo'ladi. Triklin singoniyali, simmetriya ko'rinishi pina-koidal, ko'pincha uchraydigan kristallari tabletkasimon izometrik, goho prizmatik yoki yaxlit zikh massalar holida uchraydi. Rodonitning rangi o'ziga xos pushti-kul rang; shishadek yaltiraydi, ulanish tekisligida yuzasi sadafdek tovlanadi; qattiqligi – 5–5,5; solishtirma og'irligi – 3,4–3,7. U past haroratda paydo bo'lib, rodoxrozit, bustamit, boshqa marganets minerallari va sulfidlar bilan birga topiladi. Faqat rodonitdan tashkil topgan minerallar bezak buyumlari tayyorlashda ishlatiladi.

## ZANJIRSIMON SILIKATLAR

### Piroksenlar guruhi

Kristallografik shakllariga qarab ikki guruhga: monoklin va rombik piroksenlarga bo'linadi.

#### Rombik piroksenlar

**Enstatit** –  $\text{Mg}_2[\text{Si}_2\text{O}_6]$ . Tarkibida  $\text{SiO}_2 - 60\%$ ,  $\text{MgO} - 40\%$ , ba'zan  $\text{NiO} - 0,2\%$  gacha uchraydi. Rombik singoniyali, rombo-dipiramidal, kristallari prizmatik, tabletkasimon qiyofalarda. Rangsiz, yashilroq tovlanadi, goxo yashil, yaltirashi shishadek, qattiqligi 5,5.

Enstatit magniyga boy magmatik jinslarga mansub mineral. U olivinlar bilan bir assotsiatsiyada peridotitlar tarkibida uchraydi. Effuziv jinslarda (bazatlarda, andezitlarda) ham yuzaga keladi.

**Gipersten** –  $\text{Fe}_2[\text{Si}_2\text{O}_6]$ . Tarkibida temir miqdori 14 %dan ortiq; fizik xususiyatlari bo'yicha enstatitga o'xshash. Rangi yashildan yashil-qoragacha, solishtirma og'irligi – 3,3–3,5. Temirga boy asos magmatik jinslarda (gabbro-norit, andezitlarda) uchraydi.

#### Monoklin piroksenlar

**Diopsid** –  $\text{CaMg}[\text{Si}_2\text{O}_6]$ . Tarkibida  $\text{CaO} - 25,9\%$ ,  $\text{MgO} - 18,5$  foiz,  $\text{SiO} - 55,6\%$ . Aralashma holida  $\text{Fe}$ ,  $\text{MnO}$ , ba'zan  $\text{Al}_2\text{O}_3$ ,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ ,  $\text{Cr}_2\text{O}_3$ . Diopsid monoklinal singoniyali; simmetriya ko'rinishi prizma-

tik. U kontakt-metasomatik jarayonlarda nayzasimon yoki radial nur kabi yakka-yakka donador holda uchraydi. Rangsiz, och xira yashil yoki kul rang. Diopsid shishadek yaltiraydi, qattiqligi – 5,5–6; mo‘rt; solishtirma og‘irligi – 3,2–3,4. Diopsid magmatik jinslarda – piroksenit, peridotit, gabbro ba’zan diorit, sienit hamda bazalt, doleritlarda keng tarqalgan. Ba’zan, kontakt-metasomatik jinslarda vollastonit, granatlar bilan bir assotsiatsiyada bo‘ladi.

**Gedenbergit.** Tarkibida  $\text{CaO} - 22,2\%$ ,  $\text{FeO} - 29,4\%$ ,  $\text{SiO}_2 - 48,4$  foiz. Monoklinal singoniyali, prizmatik ko‘rinishda, radial shu’la kabi, ba’zan yirik nayzasimon holida topiladi. Uning rangi to‘q yashildan qoramtil yashilgacha, shishadek yaltiraydi; qattiqligi – 5,5–6; solish-tirtma og‘irligi – 3,5–3,6.

**Avgit** –  $\text{Ca}(\text{Mg}, \text{Fe}, \text{Al}) [(\text{SiAl})_2\text{O}_6]$ . Tarkibida  $\text{MgO}$ ,  $\text{FeO}$  juda yuqori,  $\text{Al}_2\text{O}_3 - 4-9\%$  gacha. Singoniyasi – monoklin, prizmatik ko‘rinishida. Odatda kalta ustunsimon, tabletka shaklida topiladi. Qora, yashil, qo‘ng‘ir-qora rangda tovlanadi, yaltirashi shishadek, qattiqligi – 5–6.

Avgit asosli magmatik jinslarda andezitlarda, fonolitlarda, bazaltlarda uchraydi.

**Egirin  $\text{NaFe}^{3+} [\text{Si}_2\text{O}_6]$**  Tarkibida  $\text{Na}_2\text{O} - 13,4\%$ ,  $\text{Fe}_2\text{O}_3 - 36,4\%$ ,  $\text{SiO}_2 - 52\%$ . Monoklin singoniyali, prizmatik ko‘rinishda. Ko‘pincha cho‘ziq prizmatik ustunsimon yoki ignasimon, yonlarida tik chiziqchalari bor. Rangi yashil, to‘q yashil, yaltirashi shishadek, qattiqligi – 5,5–6. Egirin ishqorlarga boy intruziv va vulkan jinslarda – fonolit va boshqalarda asosiy jins hosil qiluvchi mineral sifatida keng tarqalgan.

## LENTASIMON SILIKATLAR

### Amfibollar guruhi

Amfibollarning hozirda ma’lum bo‘lgan 70 dan ortiq minerallari mavjud. Ularning kimyoviy ifodasi xilma-xil bo‘lishiga qaramay, ularning fizik-kimyoviy xususiyatlari bir-biriga o‘xshab ketadi. Amfibollar prizma shaklida kristallanib, prizma tekisliklari (110) o‘zaro  $124^{\circ}30'$  burchak hosil qiladi. Bu belgilari bilan o‘zlariga o‘xshash bo‘lgan piroksenlar guruhidan farqlanadi. Barcha amfibollar kristall singoniyalari va tarkibiga ko‘ra ikkiga: rombik va monoklinlarga bo‘linadi.

## Monoklin amfibollar

**Aktinolit.** Nomi grekcha «aktis» – nur va litos – tosh, tabiatda ignasimon agregatlar holida uchraydi.

Rangi och yashildan to‘q yashilgacha, solishtirma og‘irlgi – 3,1–3,3. Aktinolit shakli va agregatlarining tuzilishiga binoan qo‘yidagi turlarga bo‘linadi: nefrit – yashirin kristalli, zich joylashgan, yashil, qoramfir yashil;

Aktinolit past haroratda barqaror.

**Shox aldamchisi.** Monoklin singoniyali, prizmatik ko‘rinishda. Kristallari ustunsimon, prizmatik, ba’zan izometrik shakllarda topiladi. Shox aldamchisi rang-barang yashil yoki qo‘ng‘ir qoramfir hollar da uchraydi, qattiqligi – 5,5–6; ulanish tekisligi  $124^{\circ}$  burchak bilan (100) prizma bo‘yicha mukammal.

Shox aldamchitsi asos, o‘rta, ba’zan nordon intruziv va vulkan jinslariga mansub rangli mineral hisoblanadi. Bulardan tashqari amfibollarda, kristalli slanetslarda va ba’zan skarnlarda topiladi.

## VARAQSIMON SILIKATLAR

### Slyudalar guruhi

Slyudalarning rangi kimyoviy tarkibiga bog‘liq bo‘lib, kaliyli temirsizlari rangsiz, temirga boylari esa qoramfir, ayrimda qora.

**Muskovit –  $KAl_2[(OH,F)_2AlSi_3O_{10}]$ .** Monoklin singoniyali, kris tallarning qiyofasi plastinkasimon yoki tabletkasimon bo‘lib, ko‘ndalang kesimi psevdogeksagonal yoki rombga o‘xhash bo‘ladi. Agregatlari yaxlit varaq-varaq donador yoki tangachalardan iborat massalar holida uchraydi. Muskovitning qattiqligi – 2–3; solishtirma og‘irligi – 2,7–3,0. U jins hosil qiluvchi mineral sifatida ba’zi bir intruziv nordon jinslarda, greyzenlarda topaz, kvars, volframit, kassiterit, molibdenit lar bilan bir assotsiatsiyada mavjud. Granit-pegmatitlarda benixoya yirik kristallari, kundalangi 1–2 m keladigan uyumlar hosil qiladi.

**Lepidolit –  $K(Li,Al)_2[(Si,Al)_4O_{10}](F,OH)_2$ .** Monoklin singoniyali, varaq-varaq plastinkadan yoki yupqa tangachalardan iborat bo‘ladi. Rangi oq, ko‘pincha pushti, och gunafsha rangda, yaltirashi shishadek, yuzalari sadafdek, qattiqligi – 2–3, varaqchalari egiluvchan, solishtirma og‘irligi – 2,9. Pegmatitlarda, greyzenlarda va yuqori haroratli gid rotermal tomirlarda uchraydi. Odatda spodumen, turmalin, topaz, kassiterit, flyuoritlar bilan birga yuzaga keladi.

**Flogopit –  $KMg_3[(OH)_2(AlSi_3O_{10})]$ .** Mineral nomi grekcha «Flo-

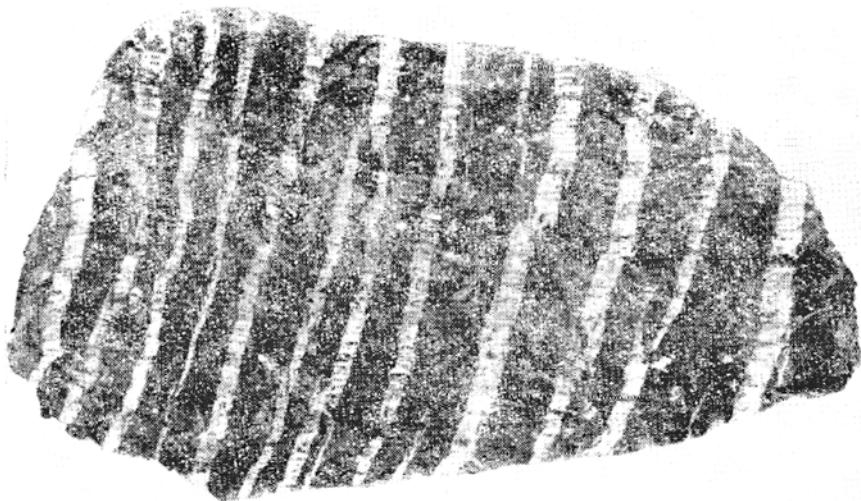
gopos» – «olovdek», ba’zida «magniyli slyuda» deyiladi. Monoklin singoniyali, monoklin prizmatik, qiyofasi tabletkasimon, kalta prizmatik, ba’zan kesik piramida shaklida bo‘ladi. Uning rangi och sarg‘ish-qo‘ng‘ir, kumushdek tovlanadi. Yaltirashi shishadek, sadafdek tovlanadi. Qattiqligi – 2–3. Flogopit pegmatit va kontakt-metasomatik jinslarda uchraydi. Uning yo‘ldosh minerallari: diopsid, forsterit, shpinel, dolomit, dala shpatlari va skopolitlar.

**Biotit – K(Mg,Fe<sup>2+</sup>, Mn)<sub>3</sub>[OH,Fe<sup>3+</sup>]Si<sub>3</sub>O<sub>10</sub>].** Tabiatda keng tarqal-gan mineral. Monoklin singoniyali, monoklin-prizmatik, tabletkasimon, ustunsimon va piramidal qiyofalarda bo‘ladi. Rangi – qora, qo‘ng‘ir, qizg‘ish, yashilroq tuslarda bo‘ladi. U shishadek yaltiroq, yuzasi sadafdek tovlanadi. Qattiqligi – 2–3, solishtirma og‘irligi – 3–3,12. Mikroskop tagida pleoxroizmi aniq ko‘rinadi. Biotit magmatik jinslarning jins hosil qiluvchi minerali sifatida, ba’zan xol-xol donalar sifatida uchraydi. Uning yirik kristallari pegmatitlarda paydo bo‘ladi.

**Talk – Mg<sub>3</sub>[Si<sub>4</sub>O<sub>10</sub>][OH]<sub>2</sub>.** Tarkibida: MgO – 13,7 %, SiO<sub>2</sub> – 63,5 foiz, H<sub>2</sub>O – 4,8 %, ba’zan FeO – 2–5 % bo‘ladi. Monoklin singoniyali, kristallari geksagonal va rombik qiyofada. Agregatlari –varaq-varaq, tangacha-tangacha, yog‘langandek zikh massa holida topiladi. Uning rangi och yashil yoki sarg‘ish, qo‘ng‘ir, yashilroq oq, shishadek yaltiraydi va sadafdek tovlanadi. Uning qattiqligi 1, varaqchasimon, varaqlari egiluvchan, qayishqoq emas, ulanish tekisligi o‘ta mukammal, solishtirma og‘irligi – 2,8, issiqlikni va elektr tokini yaxshi o‘tkazmaydi. O‘tga chidamli – 1300–1400 °C da ham erimaydi. Uning yum-shoqligi qo‘lga yog‘langandek unashiga, rangiga va varaq-varaq tuzilishiga qarab aniqlanadi. Talk magnitga boy o‘ta asos jinslarning gidrotermal o‘zgarishidan paydo bo‘ladi.

Talk sanoatda keng qo‘llaniladi. Qog‘oz, rezina, parfyumeriya, sanoatlarida bo‘yoqchilikda, qalamlar ishlab chiqarishda ishlatiladi.

**Serpentin – Mg<sub>6</sub>[Si<sub>4</sub>O<sub>10</sub>](OH)<sub>8</sub>.** Tarkibida: MgO – 43 %, SiO<sub>2</sub> – 44,1 %, H<sub>2</sub>O – 12,9 %. Monoklin singoniyali, yaxshi kristallari uchramaydi. Uning yaxshi kristallari antigoritda mavjud. Uning rangi yashil, shishadek yaltiroq, yog‘langandek. Qattiqligi – 2–3, antigoritda – 3,5 atrofida. Serpentinlar o‘ta asos jinslarning (dunit, peridotit va olivinga boy asosli) hidrotermal o‘zgarishidan yuzaga keladi. Serpentining xrizotil-asbest turi mavjud (37-rasm). U ingichka tolali.



37-rasm. Tolali xrizotil-asbest.

**Kaolinit –  $\text{Al}_4[\text{Si}_4\text{O}_{10}](\text{OH})_8$ .** Tarkibida:  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 39,5 %,  $\text{SiO}_2$  – 46,5 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 14 %. Monoklin singoniyali, agregatlari sochiluvchan, tangachasimon zich mayda. U rangsiz, oq sarg‘ish, ba’zan ko‘kimir tovlanadi; sadafdek yaltiraydi. Uning qattiqligi – 1 ga yaqin. Tabiatda alyumosilikatlarga boy (dala shpatlari va slyudalarga) intruziv va kristallik slanetslarning nurash zonalarida paydo bo‘ladi. Kaolinit sanoatning ko‘p tarmoqlarida ishlatiladi.

**Galluazit –  $\text{Al}_4[\text{Si}_4\text{O}_{10}]_8 \cdot 8\text{H}_2\text{O}$ .** Tarkibida:  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 34,7 %,  $\text{SiO}_2$  – 40,8 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 24,5 %. U monoklin singoniyali; mayda disperslangan zarralarni elektron mikroskoplarda aniqlash mumkin. Rangi har xil: sarg‘ish, qizg‘ish, qo‘ng‘irroq, yangi singan joyi chinniga o‘xshash, goho mumdek g‘ovak-g‘ovak va sochiluvchan, qattiqligi – 1–2; mo‘rt, mineralni tirnoq bilan qirganda silliqlanadi. Uning solishtirma og‘irligi – 2; uni kaolinitlardan ajratish qiyin.

Galluazit-tipik ekzogen mineral. Ko‘pincha asosli intruziv jinslar ning nurash zonalarida paydo bo‘ladi.

**Montmorillonit –  $m\text{Mg}_3[\text{Si}_4\text{O}_{10}](\text{OH})_2$ .** Tarkibi o‘zgaruvchan (% hisobida):  $\text{SiO}_2$  – 48,56,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 11–22,  $\text{MgO}$  – 4–9,  $\text{H}_2\text{O}$  – 12–24; monoklin singoniyali, kul rang, ba’zan ko‘kimir, pushti qizil, yashil bo‘ladi. U deyarli faqat ekzogen sharoitda asos va o‘ta asos jinsning nurash zonalarida paydo bo‘ladi. Uning ahamiyati katta; sanoatning ko‘p tarmoqlarida ishlatiladi.

**Shamozit –  $\text{Fe}_4\text{Al}[\text{Si}_3\text{AlO}_{10}][\text{OH}]_6 \cdot n\text{H}_2\text{O}$ .** Tarkibi o‘zgaruvchan (% hisobida)  $\text{FeO}$  – 34–42 %,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ ,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 13–20,1 %,  $\text{SiO}_2$  – 22–29 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 10–13 %; aralashma holida  $\text{MgO}$  – 4,4 %,  $\text{CaO}$  – 1,6 %

bo‘ladi. U monoklin singoniyali, rangi yashildan qoragacha, shishasimon yaltiraydi, qattiqligi – 3, solishtirma og‘irligi – 3,4. Shamozit har xil yoshdagи cho‘kindi temir, ma’danlarida tarqalgan. temir sulfidlari, siderit bilan temir birga uchraydi. U ba’zan katta-katta qatlam jinslar tarzida topiladi va shunday paytlarda temir ma’dani sifatida sanoat ahamiyatiga ega.

**Vermikulit –  $(\text{Mg}, \text{Fe})_2[(\text{SiAl})_4\text{O}_{10}](\text{OH}) \cdot 4\text{H}_2\text{O}$ .** Nomi yunoncha «vermikulus» – chuvalchang so‘zidan kelib chiqqan; sababi uni qizdirganda uzun chuvalchangsimon ustunchalar va tolalar hosil bo‘ladi. Tarkibida  $\text{MgO}$  – 14–23 %,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 5–17 %,  $\text{FeO}$  – 1–3 %,  $\text{SiO}_2$  – 37–42 %,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 10–13 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 8–18 %; bundan tashqari  $\text{K}_2\text{O}$  – 5 foizgacha va  $\text{NiO}$  – 11 %gacha bo‘ladi.

Monoklin singoniyali, qo‘ng‘ir, sarg‘ish, qo‘ng‘ir, sariq, ba’zan yashilroq slyudalardek yaltiroq; yog‘langandek. Uning qattiqligi – 1–1,5; solishtirma og‘irligi – 2,4–2,7. Vermikulit – 900–1000 °C qizdirilganda 25 marta kengayadi. Tabiatda slyudalarning nurashidan yuzaga keladi.

**Glaukonit –  $\text{K}(\text{Fe, Al, Mg})_3[\text{Si}_3][\text{SiAl}]\text{O}_{10}(\text{OH})_2 \cdot n\text{H}_2\text{O}$ .** Tarkibida:  $\text{K}_2\text{O}$  – 4–9,5 %,  $\text{Na}_2\text{O}$  – 3 %gacha,  $\text{Al}_2\text{O}_3$  – 5,5–26,3 %,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  – 6,1 %,  $\text{FeO}$  – 8,6 %gacha,  $\text{MgO}$  – 2,4–4,5 %,  $\text{SiO}_2$  – 47,6–52,9 %,  $\text{H}_2\text{O}$  – 4,9–13,5 % bo‘ladi. U monoklin singoniyali, yaxshi kristali kam uchraydi. Uning rangi to‘q yashildan qoramtil-yashilgacha, shishadek yaltiraydi, yog‘langandek, qattiqligi – 2–3, mo‘rt, solishtirma og‘irligi – 2,8 gacha. Glaukonit dengiz va okeanlarning biroz sayoz qirg‘oq bo‘ylarida yuzaga kelgan cho‘kindilarda (qumtosh, gil), karbonatli jinslarda, fosforitli qatlamlarda keng tarqalgan. U qand-shakar, pivo pishirish, to‘qimachilikda qo‘llaniladi.

## KARKASSIMON SILIKATLAR

### Dala shpatlari guruhi

Dala shpatlari guruhi silikatlar orasida yer po‘stida keng tarqalgan bo‘lib, og‘irligi bo‘yicha 50 %ni tashkil etadi. Dala shpatlari kimyoviy tarkibi va ichki tuzilishi bo‘yicha uch guruhgaga bo‘linadi:

1. Natriy-kaltsiyli dala shpatlari  $\text{Na}[\text{AlSi}_3\text{O}_8] - \text{Ca}[\text{Al}_2\text{Si}_2\text{O}_8]_x$  – qatorlaridan iborat bo‘lib, «plagioklazlar» deb ataladi.
2. Kaliy-natriyli dala shpatlari, yuqori haroratda  $\text{K}[\text{AlSi}_3\text{O}_8] - \text{Na}[\text{AlSi}_3\text{O}_8]$  uzlusiz qattiq eritma qatorini hosil qilib, asta-sekin soviganda kaliyli va natriyli minerallarga ajraladi.

3. Kaliy-bariyli dala shpatlari ham  $K[AlSi_3O_8]$  –  $Ba[Al_2Si_2O_8]$  izomorf aralashmasidan iborat; tabiatda kam uchraydigan gialofanlar deb ataladigan minerallarni hosil qiladi.

**Plagioklazlar.** Bu guruhga kiradigan minerallar albit va anortit molekulalarining turli nisbatdagi qattiq izomorfik qatorini tashkil etadi. Ushbu izomorf qatorga kiruvchi minerallar quyidagilarga bo‘linadi:

Albit –  $Na[AlSi_3O_8]$  – 0–10 %, Oligoklaz – 10–30 %, Andezin – 30–50 %, Labrador – 50–70 %, Bitovnit – 70–90 %, Anortit –  $Ca[Al_2Si_2O_8]$  – 90–100 %.

Plagioklazlar barcha magmatik jinslar tarkibida uchraydi. Ularning kimyoviy tarkibi muhim axamiyatga ega. U.S.Fedorov har bir plagioklazlar tarkibidagi anortit molekulasining foizdagi miqdoriga qarab alohida guruhchalarga ajratadi (6-jadval). Masalan, agar plagioklazning №37 bo‘lsa, unda 37 % anortit va 63 % albit molekulasi bo‘lsa «andezin» deyiladi; yozilishi quyidagicha  $An_{37}Ab_{63}$ ; agar plagioklaz №56 bo‘lsa, anortit 56 % va albit – 44 %ni tashkil etadi va «labrador» deb ataladi  $An_{56}Ab_{44}$ .

### 7-jadval

#### **Plagioklazlarning kimyoviy tarkibi (% hisobida, A.G.Betextin bo‘yicha)**

Tarkibi	№0	№25	№50	№75	№100
$Na_2O$	10,76	8,84	5,89	2,92	–
$CaO$	–	5,03	10,05	15,08	36,62
$Al_2O_3$	19,40	23,70	28,01	32,33	36,62
$SiO_2$	68,81	62,43	56,05	49,67	43,28

Plagioklazlar triklin singoniyali, simmetriya ko‘rinishi pinokoidal, tabletkasimon; yoki tabletkacha-prizmatik qiyofaga ega. Odatda murakkab polisintetik qo‘shaloq kristallari keng tarqalgan; oddiy qo‘shaloq kristallari kam.

Rangi xilma-xil, oq, qul rang, ba’zan yashilroq, ko‘kimir, ba’zan qoraroq, shishadek yaltiraydi, qattqligi – 6–6,5. Ularning solishtirma og‘irligi albitda – 2,61 va anortitda – 2,77. Ular «magmatik jinslarda keng tarqalgan jins hosil qiluvchi mineral» deyiladi. Bulardan tashqari

kristallik slanetslar va rogoviklar tarkibida piroksen, amfibol va slyudalar bilan bir assotsiatsiyada uchraydi.

### Kaliy-natriyli dala shpatlari

Kaliy-natriy dala shpatlari nordon, o‘rtaligida ishqorli magmatik jinslarga mansub minerallar hisoblanadi. Kimyoviy tarkibiga binoan kaliyli dala shpatlari (ortoklaz, mikroklin)  $K[AlSi_3O_8]$  va natriyli albit  $Na[AlSi_3O_8]$  larning bir-birlari bilan turli munosabatdagi qattiq izomorf aralashmalarini hosil qiladi. Kaliyli dala shpatlari ichki tuzilishi shiga ko‘ra monoklin-sanidin, ortoklaz va triklin-mikroklin va anortoklaz qatorlarini hosil qiladi.

**Ortoklaz** – tarkibida  $K_2O$  – 16,9 %,  $Al_2O_3$  – 18,4 %,  $SiO_2$  – 64,7 foiz hamda biroz  $Na_2O$ ,  $BaO$  uchraydi. Monoklin singoniyali, ko‘rinishi monoklin-prizmatik, kristallar qiyofasi prizmatik hollarda mavjud. Tabiatda shishadek yaltiroq, shaffof, ba’zan och pushti. Qo‘ng‘ir-sariq ranglarda topiladi. Uning qattiqligi – 6–6,5, ularish tekisligi (001) va (010) bo‘yicha mukammal.

**Mikroklin** kimyoviy tarkibi ortoklazga o‘xshash. Triklin singoniyali, simmetriya ko‘rinishi pinakoidal. Mayda, o‘rtaligida va yirik donador kristallari nordon intruziv jinslarda va ularning pegmatitlarida yirik agregatlar holida topiladi. Odatda rangsiz, shaffof; yashil turi «amazonit» deyiladi. Uning qattiqligi – 6–6,5; solishtirma og‘irligi – 6–6,5. Ortoklazga o‘xshash nordon va ishqorli intruziv jinslar va pegmatitlarga mansub mineral hisoblanadi.

### Felshpatitlar

Bu guruhga kiradigan minerallar kremniy oksidiga to‘yinmagan, kaliy va natriyga boy bo‘lgan magmalardan yuzaga keladi. Bu guruhga nefelin, leytsit, analtsim, nozein, gayuin va sodalitlar kiradi.

**Nefelin** –  $Na,K[AlSi_3O_8]$ . Nomi yunoncha «nefeli» – «bulut» so‘zidan kelib chiqqan. U HCl da osonlik bilan parchalanib, bulutsimon kremniy oksidi hosil qiladi. Nefelin geksagonal singoniyali, simmetriya ko‘rinishi geksagonal-piramidal, ishqorli magmatik jinslarda xol-xol bo‘lib yuzaga keladi. U rangsiz, odatda kul rang, sarg‘ish, yashilroq tuslarda topiladi; shaffof, shishadek yaltiraydi; singan joylari yog‘langandek ko‘rinadi. Solishtirma og‘irligi – 2,6; qattiqligi – 5–6; ancha mo‘rt. Nefelin deyarli kremnez yomga kambag‘al jinslarda-nefe-

linli sienitlarda va ularning pegmatitlarida keng tarqalgan. Intruziv jinslarda ishqorli piroksenlar va amfibollar bilan bir paragenetik assotsiatsiyalarda uchraydi.

**Leytsit  $K[AlSi_2O_6]$**  – yunoncha «leykos» – «och rangli» degan ma’noni anglatadi. Tarkibida  $K_2O$  – 21,5 %,  $Al_2O_3$  – 23,5 %,  $SiO_2$  – 55 %, biroz  $Na_2O$ , Ca,  $H_2O$  ishtirok etadi. Uning singan joylari shishadek, yog‘langgandek yaltiraydi. Qattiqligi – 5–6; mo‘rt. Solishtirma og‘irligi 2,5 gacha. Leytsit vulkan jinslariga mansub mineral. U ishqorli piroksenlar (egirin yoki egirin-avgitlar) bilan birga uchraydi.

**Lazurit –  $Na_8[AlSiO_4]_6[SO_4]$** . Tarkibida:  $NaO$  – 16,8 %,  $CaO$  – 8,7 %,  $Al_2O_3$  – 27,2 %,  $SiO_2$  – 31,8 %,  $SO_3$  – 11,8 %. U kubik singoniyali, rangi to‘q ko‘k, binafsha, ba’zan havo rang, shishadek yaltiraydi. Uning qattiqligi – 5,5; mo‘rt; solishtirma og‘irligi – 2,4. U odatda ishqorli, nordon-ishqorli jinslar va ularning pegmatitlarida topiladi. Lazurit ko‘rkam bezak tosh sifatida ishlatiladi.

### Takrorlash uchun savol va topshiriqlar

1. Silikatlar qanday belgi bilan guruhlarga ajratiladi?
2. Silikatlar asosiy guruhlarining nomi.
3. Olivinga ta’rif bering.
4. Granatning turlari.
5. Sirkon va sfenga ta’rif bering.
6. Disten qanday aniqlanadi?
7. Berill va uning turlari.
8. Turmalin uchun xos belgilar.
9. Talk qanday aniqlanadi? Uning ishlatilishi.
10. Muskovitning ishlatilishi.
11. Glaukonitning genezisi.
12. Gilning minerallari?
13. Xrizokollaning rangi.
14. Dala shpatlari.
15. Nefelin qaysi jinslar uchun xos?

## **24-§. Minerallar va mineralogik tadqiqotlarning sanoatdagi ahamiyati**

Sanoatning bironta ham sohasi yo‘qki, unda biror foydali qazilma bevosita xom holicha yoki qaytadan ishlangan mahsulot sifatida qo‘llanilmasin. Inson uchun temir ma’danini qazib, undan metallurgiya yo‘li bilan tayyorlangan turli navli cho‘yan va po‘latning muhim ahamiyatga ega ekanligi hammaga ma’lum. Temir – sanoatning asosiy asbob tomiridir. U metallurgiya, mashinasozlik, kemasozlik, temir yo‘l, ko‘priklar, temir-beton inshootlari, kon asbob-uskunalar, keng iste’mol mollari va hokazo uchun asosdir. O‘z navbatida, faqat birgina temir metallurgiyasining o‘zi qazib chiqarilayotgan qattiq mineral yoqilg‘ining – koksga aylantiriladigan toshko‘mirning 40 %ga yaqinini talab qiladi. Sanoat taraqqiyotida suyuq mineral yoqilg‘i-neft va uning ishlangan mahsulotlari ham nihoyatda katta rol o‘ynaydi. Yonuvchi gazlarning ahamiyati ham kundan-kunga ortib bormoqda.

Rangli metallurgiya, elektr sanoati, kemasozlik, samolyotsozlik, mashinasozlik va boshqa sanoat tarmoqlarining rivojlanishida «rangli metallar» deb ataluvchi – mis, ruh, qo‘rg‘oshin, aluminiy, nikel, kobalt rudalaridan ajratib olinadigan metallar muhim rol o‘ynaydi. Nodir metallar: volfram, molibden, shuningdek, titan, kobalt va boshqalar juda katta mudofaa ahamiyatiga egadir.

Qishloq xo‘jaligining rivojlanishi mineral o‘g‘itlar-kaliy minerallari (kaliy tuzlari), fosforli minerallar (apatit, fosforit), azotli minerallar (selitra) va boshqalardan keng foydalanishga bog‘liqdir. Kimyo, sanoati ko‘p jihatdan mineral ashyolarga asoslanib ishlaydi. Masalan, sulfat kislota oltingugurtga boy kolchedandan (pirit) olinadi. Juda ko‘p minerallar: sof tug‘ma oltingugurt, selitra, plavik shpatlari, bor, kaliy, natriy, magniy, simob va boshqa elementlarning minerallari kimyoviy preparatlar tayyorlashda ishlatiladi. Rezina sanoatida oltingugurt, talk, barit, kislotalar bilan o‘tga chidamli mahsulotlari ishlab chiqarishda – asbest, kvars, grafit va boshqalar; bo‘yoqchilik bilan emal va glazurlar (sir) tayyorlashda-galenit, sfalerit, barit va titan, mis, temir, margimush, simob, kobalt, bor minerallari, kriolit, ortoklaz, sirkon; yozuv qog‘ozi ishlab chiqarishda – talk, kaolin, oltin-gugurt, achchiqtosh, magnezit va hokazo ishlatiladi.

Toshtuz bilan osh tuzi inson ovqatining zarur tarkibiy qismidir. Bir qancha minerallar va ulardan qayta ishlab olingan mahsulotlar

(mirabilit – glauber tuzi; mineral suvlar – narzan, borjom va boshqalar, vismut, bariy, bor, yod tuzlari) dori-darmon sifatida ishlatiladi. Mineral buloqlar (vodorod sulfidli, karbon kislotali, temirli, sho'r va boshqa buloqlar) va tabiiy balchiqlardan ham davolash maqsadlarida foydalaniladi. Meditsina va sanoatning ayrim tarmoqlarida, radioaktiv minerallardan olinadigan radioaktiv moddalar yoki kimyoviy elementlarning sun'iy yo'l bilan olingan bir qancha izotoplari qo'llaniladi.

Inson hayotida bezak toshlar ham katta rol o'ynaydi. Ko'pincha bezak va badiiy buyumlar ishlanadigan qimmatbaho toshlardan tashqari juda ko'p rangdor toshlar ham bor. Ular devorlarni bezash uchun ishlatiladi. Mamlakatimizdagi eng yaxshi inshootlar pushti rangli rodonit, rang-barang yashma, marmar, kvarsit bilan bezatiladi. Kvars, island shpati, slyuda, turmalin, flyuoritlardan optik asboblar ishlanadi. Agat, korund, sirkon va boshqa qattiq minerallardan soatlar va boshqa aniq mexanizmlar uchun podshipniklar tayyorlanadi. Olmos (karbonado), korund, granat, kvarslar abraziv material sifatida buyumlarni edirish va ularga berishda ishlatiladi. Yumshoq va yog'langandek unnaydigan minerallar (talk, grafit) to'ldiruvchilar sifatida mexanizmlarning ediriluvchi qismlarini moylash uchun ishlatiladigan moylarga aralashtirib ishlatiladi.

Keyingi vaqtarda urandan reaktor-qozonlarda olinadigan juda katta yadro ichki energiyasini ajratib olish masalasining hal etilishi bilan bog'liq ravishda undan sanoatda tinchlik maqsadlarida foydalanish uchun juda qulay sharoit yaratildi. Nihoyat, hozirgi paytda shu jaryonlar davomida gigant energiya hosil qiluvchi og'ir vodorod (deyteriy bilan tritiy) hisobiga geliy hosil bo'lishiga olib keladigan, termoyadro reaksiyalaridan (shu maqsadda litiydan ham foydalanib) juda katta energiya olish kutilmoqda.

Minerallarning va ulardan qayta ishlash yo'li bilan olinadigan mahsulotlarning ishlatilishi haqida yuqorida keltirilgan qisqacha ma'lumotlarga mineral xomashyolarning xalq xo'jaligida qanchalik muhim ahamiyatga ega ekanligi ko'rniib turibdi.

Mineralogiyani bilish razvedka ishlarini, ayniqsa qidiruv ishlarini olib borishda muhim ahamiyatga ega. Shu vazifalarni muvaffaqiyatli bajarish uchun, avvalo, minerallarni batafsil aniqlay olish, ularning tabiatda topilish sharoitlarini, bir-biri bilan birga bo'lish qonuniyatlarini va hokazoni bilish zarur. Shunday voqealar ham bo'lganki,

qidiruvchilar u yoki bu minerallarni to‘g‘ri aniqlay olmaganliklari tufayli sanoat uchun muhim ahamiyatga ega bo‘lgan konlarni topa olmasdan o‘tib ketganlar. Yer yuziga chiqib turgan konlarni qidirishda ruda konlarining oksidlanish zonasining mineralogiyasi xossalariini bilish va shu'larga qarab yerosti suvlari sathidan pastda yotgan birlamchi rudalar tarkibini aniqlashni o‘rganish ham muhim.

Bundan tashqari, minerallarning bir qator xususiyatlari (magnit tortuvchanligi, elektr o‘tkazuvchanligi, solishtirma og‘irligi va boshqalar) foydali qazilma konlarini qidirish va razvedka qilishning geofizika usullarini (magnitometrik, elektrorazvedka, gravimetrik va boshqalar) ishlab chiqish uchun katta ahamiyatga ega.

Qazib olinayotgan rudalarning sifat-xususiyatlarini o‘rganish kon geologlarining asosiy vazifalaridan biridir. Mineralogiyani bilmassdan turib, bu vazifani hal etib bo‘lmaydi. Kon geologi har kuni yangidan-yangi qazilgan joy devorlari bo‘ylab ma’dan mavjud bo‘lgan jinslar holatini kuzatar ekan, ma’dan mineralogik tarkibining o‘zgarishlari qonuniyatlarini boshqa birovdan ko‘ra yaxshiroq biladi. Bu esa qazib chiqarish ishlarini boshqarishda juda muhim ahamiyatga ega.

Qazib olingan ma’dan ko‘p hollarda eritishdan avval mexanik yo‘l bilan boyitiladi, ya’ni har xil tarkibli konsentratlarga bo‘linadi.

Ma’danlarni tashkil etuvchi mineral donalarining katta-kichikligi, hamda ularning bir-biri bilan yopishib o‘sish xossalari ham katta ahamiyatga ega. Mana shu masalalarni hal qilishda ilmiy tekshirish institutlarining foydali qazilmalarni boyitish laboratoriyalarda mineralografiya olib borilayotgan maxsus mineralogik tekshirishlar katta rol o‘ynaydi. Mineralogik tekshirish usullari jarayonida geolog ma’danlarning mineralogik tarkibi va tuzilishini maqsadga muvofiq ravishda tekshirib borar ekan, boyitish paytida qaysi ma’danlarning qanday holatda va qayerda bo‘lishi haqida to‘g‘ri xulosalar chiqara olishi va boyitishning qaysi usulida qanday komponentlar qancha miqdorda yo‘qolishini va uning nima sababdan ekanligini oldindan aytishi mumkin.

Shunday qilib, foydali qazilma konlarini mineralogik tekshirish ularni qidirish va razvedka qilish ishlaridagina emas, balki sanoat tipidagi konlarni qazib olish va ma’danlarni ishlash tarmoqlarida ham juda muhim ahamiyatga egadir.

## **25-§. O‘zbekiston diyorida topilgan yangi minerallar haqida ma’lumot**

Geolog-mineralog olimlar va mutaxassislarning mashaqqatli mehnatlari tufayli O‘zbekistonda 510 ga yaqin mineral va ularning 132 yangi turlari topildi. Jumladan, 13 mineral va ularning 5 yangi xillari dunyoda birinchi marta bizning diyorimizda aniklangan.

Yangi topilgan minerallar qanday qilib nomlanishi to‘g‘risida qis-qacha bo‘lsa ham bir oz ma’lumot berish maqsadga muvofiqdir. Agar tog‘da, dalada yoki laboratoriya sharoitida mutaxassis biror mineral o‘xshashini – monandini topmay, uni mutlaqo yangi kimyoviy birikma va yangi kristall tuzilishga ega bo‘lgan modda ekanligiga ishonch hosil qilsa, u vaqtda mineral har taraflama tahlil qilib ko‘riladi. Bunda o‘sha yangi topilgan mineralning to‘liq kimyoviy tarkibi, aralashmalari, fizik xossalari, kristall tuzilishi spektral, termik, elektron mikroskop kabi bir qator metodlar yordamida aniqlanadi va natijalari to‘planadi. Undan keyin shu vaqtgacha ma’lum bo‘lgan minerallar ta’rifi bilan solishtirib, etakchi mineralog-petrograf mutaxassislarning umumiyligida muhokama qilinadi. So‘ng shu mineralga qanday nom berishni avvalo uni topgan muallifning o‘zi taklif qiladi. Ko‘pincha mineral uning topilgan geografik joy nomi, mineralning fizik yoki kimyoviy xossalari aks yettiruvchi termin, fan va madaniyatning yirik arboblari nomlari bilan ham ataladi. Barcha material va ma’lumotlar to‘planib, mineralga nom qo‘yilgandan keyin bu bo‘yicha shu ishlar bilan shug‘ullanuvchi komissiyalarga yuboriladi. U yerdagi mutaxassislar qabul qilib olingan ma’lumotlarni ko‘rib chiqib, tasdiqlaganlaridan keyin topilgan mineral yangi minerallar katalogi ro‘yxatiga kiritilib, maxsus ma’lumotlarda e’lon qilinadi. Misol tarzida ana shunday yangi minerallar qatoriga Sho‘rsuvda (Farg‘ona viloyatida) topilgan «Sho‘rsuvit», Ustasaroyda (Bo‘stonliq rayonida) topilgan «Ustarasit», buyuk mutafakkirlar Abu Ali ibn Sino va Abu Rayhon Beruniy nomlari bilan atalgan «avitsennit» va «birunit», tanqli mineralog olim, O‘zbekiston Fanlar akademiyasining akademigi A.S.Uklonskiy nomiga qo‘yilgan «uklonskovit» kabi bir necha minerallarni ko‘rsatib o‘tish mumkin.

Avitsennit – tarkibida talaygina (86–88 %) talliy oksidiga ega bo‘lgan mineral. Birinchi marta 1956-yili X.N.Karpova va V.F.Savel-

yevlar Zirabuloq tog‘lari (Samarqand viloyati) dagi Juzumli qishlog‘i yaqinida silur davriga mansub ohaktoshlardagi limonit-kalsit ertomirlari ichidan topishgan. Shu bilan birga dolomit, ankerit va boshqa temirli minerallar borligi ham aniqlangan. Avitsennit mayda kubchalar shaklidagi kristallar holida uchragan. Rangi – kul rang-qo‘ng‘ir tovlanuvchi qora. Metallsimon yaltiroq, mo‘rt, notejis sinadi. Qattiqligi – 3–5. Solishtirma og‘irligi – 10,42. Tarkibida azot va xlorid kislotalar bo‘lib, oson eriydi. Kristallar sarg‘ish qo‘ng‘ir parda bilan qoplangan. Olimlar tomonidan mukammal o‘rganib chiqilgan bu mineralga buyuk mutafakkir Abu Ali ibn Sinoning Evropada tarqalgan nomi (Avitsenna) berilgan. Avitsennit topilgan joy atrofida hali okidlanmagan nodir elementli birikmalar ham bor.

Birunit – dunyoda birinchi marta 1955-yili mineralog olimlarimiz O‘zbekiston Fanlar akademiyasi geologiya va geofizika instituti xodimlari S.T.Badalov va I.M.Golovanovlar tomonidan Olmaliq shahri yaqinidagi Qo‘rg‘oshinkondan topilgan. Birunit oq rangda; xira yaltirovchi tolasimon agregatlar holida uchraydi. Kimyoviy tarkibi kaltsiy silikati, kaltsiy karbonati va kaltsiy sulfatidan iborat. Qattiqligi – 2, solishtirma og‘irligi – 2,36; xlorid kislotasida eriydi. Aniqlanishicha, birunit konlarning oksidlanish zonasida «taumasit» deb ataluvchi mineralning o‘zgarishi natijasida hosil bo‘ladi. Topilgan yangi mineral taniqli entsiklopedist olim, buyuk alloma va mineralogiya sohasida taygina asarlar yaratgan mutafakkir Abu Rayhon Beruniy nomi bilan atalgan. Bu mineralning topilishi yer sathidan chuqurroq joylarda hali oksidlanmagan ma’danli jinslar borligidan darak beradi.

Uklonskovit – mineralogiyada «suvali sulfatlar» deb ataluvchi guruhga mansub mineral bo‘lib, 1964-yili geolog M.E.Slyusareva tomonidan Amudaryoning quyi oqimida joylashgan uchlamchi davrga mansub gillar ichidan glauberit, astraxanit, poligalit kabi tuzlar bilan birga topilgan. Mineral prizma shaklidagi shaffof, shishasimon yaltiroq kristall holida bo‘lgan. Bu kristallar gillar ichidagi yoriq va bo‘shliq devorlarini qoplab olgan. Solishtirma og‘irligi – 2,42. Uncha kuchli bo‘lmagan xlorid kislotasida eriydi. Suvda esa deyarli erimaydi. Kimyoviy tarkibining asosiy kismini natriy, magniy oksidlari va oltingugurt angidridi tashkil qiladi. Yangi topilgan mineral O‘zbekistonda geologiya-mineralogiya fani rivojiga munosib hissa qo‘shgan, taniqli olim, O‘zbekiston Fanlar akademiyasining akademi-

gi A.S.Uklonskiy nomi bilan atalgan. Uklonskovit tuz konlari paydo bo‘lishi jarayonidagi etaplarni aniqlashga imkon yaratadi hamda ma’lum darajada yirik xomashyolar manbaini topishga yordam beradi.

Sho‘rsuvit. Bu mineral «achchiqtoshlar» deb atalib, kadimdan O‘zbekistonda ma’lumdir. Lekin shunday bo‘lsa ham shu guruhga mansub bo‘lgan «sho‘rsuvit» nomli yangi mineral dunyoda birinchi marta N.T.Vinichenko tomonidan o‘rganib chiqildi va fanga kiritildi. Kimyoviy tarkibi magniy, temir, natriy sulfatidan iboratdir. Shuningdek, 12 foizgacha aluminiy ham bor. Rangi oq, ba’zan kul rangroq xillari ham bo‘ladi. Ipakdek tovlanib turadi. Tolasimon kristallarining uzunligi 10 millimetr bo‘lib, uncha qattiq emas, suvda yaxshi eriydi. Mazasi nordon, og‘izni burishtiruvchi xossaga ega. Sho‘rsuvitda achchiqtoshlarning barcha xususiyatlari mavjud bo‘lib, paydo bo‘lishi jarayoni ham unga o‘xshashdir. Bu minerallar asosan yer po‘stining ustki qismidagi ma’danli konlarning oksidlanish zonasida, ikkilamchi kvarsitlar (masalan, alunit) mavjud bo‘lgan joylarda hamda oltingugurt konlarida hosil buladi. Shu konlardagi oltingugurt yoki pirit (temir kolchedani)ning oksidlanishi tufayli paydo bo‘ladigan sulfat kislotaning shu atrofdagi seritsit gillarga ta’siri natijasida achchiqtoshlar, shu jumladan, sho‘rsuvit minerali shakllanadi. Bu mineral bilan birga gips, oltingugurt, selestin, yazorit kabi minerallar ham uchraydi. Ularni yer yuzasidan 10 metr chuqurlikda uchratish mumkin.

Aniqlangan yangi mineral muallif taklifiga ko‘ra topilgan joyi-Sho‘rsuv koni (Farg‘ona viloyati) nomi bilan atalgan.

Ustarasit – 1955-yili birinchi marta M.S.Saxarova tomonidan topilgan. Keyinchalik E.A.Dunin-Barkovskaya, R.I.Nazarova va bosh-qalar tomonidan mukammal o‘rganilgan vismut uchun xomashyo hisoblanadigan mineraldir. Kimyoviy tarkibi qo‘rg‘oshinli vismut sulfididan iborat bo‘lganligi uchun u uzoq vaqt «qo‘rg‘oshinli vismut» deb yuritilgan. Yuzaki qaraganda ustarasitni vismutindan farq qilish ancha qiyin. Ko‘pincha, uzunligi – 1,5 santimetrga etadigan prizmasimon kristallar holida uchraydi. Qattiqligi 2,5; rangi to‘q kul rang, metallsimon yaltiroq. Yaxshi tozalangan yuzasiga konsentratsiya-lashgan azot kislotasi tomizilganda qaynab, qora tusga aynalib qoladi. O‘tkazilgan kimyoviy tahlil yordamida tarkibida 10,51–13,14 %gacha qo‘rgoshin, 60,10–65,33 %gacha vismut borligi aniqlangan. Aralash-

ma sifatida juda oz miqdorda mis, kumush, surma va margimush ham bo‘ladi. Ustarasit margimush-vismut konidagi gidrotermal yer tomirlarida sheelit, pirit, pirrotin, kvars, antikerit kabi minerallar bilan birga uchraydi. Ustarasit yer yuzasida va yer po‘stining oksidlanish zonasida o‘zgarib, vismut gidrokarbonatlariga aylanadi.

Ustarasit Toshkent viloyati, Bo‘stonliq tumanidagi Ustarasoy qishlog‘ida topilganligi uchun ham shu nom bilan atalgan.

Gidroglauerit deb nomlanuvchi mineral ko‘pchilikka ma’lum bo‘lgan tuz konlarida tez-tez uchrab turadigan glauberit tuzining suvli birikmasi hisoblanib, mutlaq yangi mineral sifatida 1969-yili M.Slyusareva tomonidan aniqlangan. Bu mineral Qoraqalpog‘istondagi Qo‘shkapatov, Borsakelmas, Qoraumbet kabi joylarda uchraydi. Qorsimon, tolasimon oq mayda kristallar hosil qiladi. Solishtirma og‘irligi – 1,5; quruq havoda buzilmaydi, lekin sal nam tegishi bilan tezda erib ketadi, ta’mi taxirroq.

Gips yoki glauberit tuziga tarkibida natriy-sulfat. Mavjud bo‘lgan eritmalarining ta’sir yettiresh natijasida paydo bo‘ladi. Tuz konlarining paydo bo‘lishi tarixi va tarqalishi xususiyatlarini bilib olishda muhim rol o‘ynadi. Mineralga berilgan nom uning kimyoviy tarkibiga moslab qo‘yilgan.

O‘zbekit – birinchi marta 1926-yili I.D.Kurbatov (Qorachatir va keyinchalik Og‘aliqda), S.T.Badalov (Nurota tog‘larida), E.A.Konkovalar (Qizilqumda) tomonidan topilgan. Rangi to‘q yashil, qattiqligi 3; plastinkasimon kristallar holida uchraydi. Kimyoviy xususiyati jihatidan misning suvli vanadati guruhiga kiradi. Mis oksidinig miqdori – 30,37–44,69 foizgacha, suvniki esa 6,07–12,98 foizgacha o‘zgarib turadi. Suvning oz yoki ko‘pligiga qarab, bu mineral «alfa» va «beta» turlarga ajratiladi. Bulardan tashqari uning tarkibida juda oz mikdorda magniy, strontsiy, bariy, titan, marganets va nikel bo‘lishi ham mumkin.

O‘zbekit vanadiyli qora ko‘mirsimon slanetslarning oksidlanishi natijasida paydo bo‘ladi. Birinchi marta O‘zbekistonda topilgani uchun shu nom bilan atalgan.

**Konnelitni** Markaziy Qizilqumdagagi Qoqpatosh (Kokpatos)dan 1966-yili O‘zbekiston fanlar akademiyasi geologiya va geofizika instituti xodimi A.Q.Qosimov, 1968-yili D.A.Saxor Navqat (Farg‘ona vodiysi) da uzoq vaqt tadqiqot ishlari olib borishlari natijasida topish-

gan. Bu mineral ilgari AQSH, Angliya va Afrikada ham topilgan edi. Rangi – och lojuvard. Ko'kimtir, oynasimon yaltiroq. Uncha qattiq emas, ba'zan shaffof kristallari ham uchraydi. Tarkibida: 54 %gacha mis, juda oz miqdorda magniy, titan, marganets, nikel, molibden, kumush, surma ham bor. Shuningdek, konnelit bilan birga malaxit va misning boshqa minerallari ham uchraydi. Bu minerallar oltinli sulfid konlarining oksidlanish zonasida hosil bo'ladi. Uning topilishi shu atrofda mis va oltin konlari mavjudligidan dalolat beradi.

**Xalkofanit** ham birinchi marta A.Q.Qosimov tomonidan 1966-yili Qizilqumning «Tesquduq» degan joyidan topilgan. Fizik-kimyoviy xususiyati jihatidan mumsimon qora, ko'kish tovlanib turadi; plastinkasimon, kristallari uncha qattiq emas. Kimyoviy tarkibidagi asosiy komponent – rux, marganets oksidlaridir. Shuningdek oz miqdorda qo'rg'onish, mis, nikel, kobalt va molibden ham bor. Xalkofanit ko'pincha, birlamchi ma'danli minerallarinng o'zgarishidan hosil bo'ladi va o'ziga o'xshash ikkilamchi kalamin, gidrotsinkit, grinokit kabi minerallar bilan birga uchraydi.

**Tintikit** – suvli fosfatlar guruhiga mansub mineral bo'lib birinchi marta 1963-yili A.Q.Qosimov tomonidan markaziy Qizilqumdag'i oltin konlarining biridan topilgan. O'z navbatida bu topilma dunyoda ikkinchi hisoblanadi. Yashilroq tovlanuvchi tuproq rangda, tashqi qiyofasiga qaraganda mineral gil moddaga o'xshab ketadi. Qattiqligi – 2–2,5 atrofida. Tilga tegizganda yopishadi. Kimyoviy tarkibida asosiy komponentlaridan tashqari strontsiy, marganets, titan, xrom, bariy, kumush, mis va boshqa elementlar mavjud. Tintikit oksidlanish zonasida hosil bo'ladigan minerallarning oxirgilaridan biri hisoblanadi.

**Daloresit** – dunyoda birinchi bor Ispaniyada topilgani uchun Dolores Ibarruri nomi bilan atalgan. Bu mineral keyinchalik Qizilqumda qadimgi o'ta o'zgargan slanetslar ichidan I.G.Smislova tomonidan topilgan. U yashilroq tovlanadigan kora rangli, xira ignasimon kristallar holida aniqlangan. Kimyoviy tarkibiga qarab bu mineral murakkab oksidlar – vanadiyli gidrooksidlar guruhiga kiritilgan. Birlamchi minerallar o'zgarishidan paydo bo'lgani uchun doloresit uchragan joy atrofidan vanadiyli minerallar uyumini topish ham mumkin.

AQShning sobiq prezidenti Ruzvelt sha'niga atalgan **Ruzveltit** minerali ham birinchi marta bir guruh mineraloglar tomonidan Chotqol tog'laridan topilgan. Rangi – oqish-kul rang, ba'zan och yashil,

juda mo'rt, solishtirma og'irligi – 5,37. Konlarning oksidlanish zonasida birlamchi minerallarning o'zgarishi natijasida uzumning shingiliga o'xhash aqiq va boshqa minerallar ustida yupqa po'stga hosil qiladi. Xlorid va azot kislotalarida yaxshi eriydi. Kimyoviy tarkibining asosiy qismini vismutit va margimush oksidi tashkil qildi.

**Sampleit** – birinchi marta 1942-yili Chilida va keyinchalik 1959-yilda mamlakatimizda birinchi bor taniqli mineralog olima M.I.Moiseyeva Qurama tog'larida Qalmoqqir mis konidan uzoq vaqt ilmiy qidiruvlar natijasida topishga muyassar bo'ldi. Bu mineral suvli fosfatlar guruhiga mansub bo'lib, tarkibida 44 foizgacha mis oksidi, 34 foizgacha fosfat angidridi bor. Bulardan tashqari spektral analiz yordamida juda oz miqdorda qo'rg'oshin, simob, sirkoniy, bariy, berilliy va boshqa elementlar borligi ham aniqlangan. Sampelit tabiatda oksidlanish zonasidagi temir qo'ng'irtoshi, kaolinit kabi minerallar ustida yupqa tuproqsimon po'stoqchalar holida uchraydi. Rangi och havo rang, sadafsimon yaltiraydi. Uncha qattiq emas, temir mix bilan chizsa bo'ladi. Kislotalarda osongina eriydi. Sampleit topilgan joy tubida yoki shu atrofda mis uchun xomashyo hisoblanadigan ma'dan bor bo'lishi mumkin.

Koronadit minerali ham murakkab oksidlar – gidrooksidlar guruhiga mansub bo'lib, uni birinchi bor 1958-yili mineralog olim I.M.Golovanov Olmaliqdagi Qo'rg'oshinkon polimetall konining oksidlanish zonasidan topgan. Koronadit qora, po'latga o'xhash kul rang tusda bo'lib, mayda kristall donachalar holida uchraydi. Qattiqligi – 4,5. Kimyoviy tarkibining asosiy qismini qo'rg'oshin oksidi (27 foizgacha), marganets oksidi (24 foizgacha), marganets ikki oksidi (64 foizgacha) va suv (5 foizgacha) tashkil qiladi.

### Xamrabayevit (Ti, V, Fe) C

O'zbekistonda birinchi marta Novgorodova, Yusupovlar tomonidan 1984-yili Chotqolning Arashan tog'ida bazalt porfiritlari orasida aniqlangan. Mineral nomi akademik I.H.Hamroboev sharafiga qo'yilgan. Jahon mineralogiya jamiyati tomonidan 1986-yilda adabiyotlashtirildi.

Xamrabayevit tarkibida (% hisobida) titan 69,32 %; uglerod – 20,05 %; temir – 1,08 %; kremniy – 0,1 % uchraydi. Mineral kubik singoniyali, qattiqligi – 9, rangi – kul rang-qora, metallsimon yaltiroq-

likka ega.

**Kuramit Cu<sub>3</sub>SnS<sub>4</sub>.** Mineral V.A.Kovalenker va boshqalar tomonidan 1979-yili Qurama tog‘i tizimidagi Qo‘chbuloq oltin konida topilgan. Bu mineral oltin-sulfid-kvars konida pirit, tetraedrit, xalkopiritlar bilan birga uchraydi. Kul rang mineral; qattiqligi – 5. Tarkibida: mis – 36,54 %; qalayi – 30,05 % oltingugurt – 28,02 % miqdorda aniqlangan.

Biz yangi topilgan minerallar haqida qisqacha to‘xtab o‘tdik. Ushbu sohada o‘z kasbiga baland ixlos qo‘ygan geolog va mineralog olimlarimizning mehnati va xizmatlari beqiyos, albatta. Bugungi kunda ko‘p vaqtdan beri ilmiy-qidiruv ishlari bilan muttasil shug‘ullanib kelayotgan va geologiya-mineralogiya fani rivojiga munosib hissa qo‘shib kelayotgan olimlarimiz nomini faxr bilan tilga olamiz. Binobarin, O‘zbekiston Fanlar akademiyasining haqiqiy a’zosi, davlat mukofoti laureati, taniqli geolog olim I.H.Hamrobo耶ev, mineralog I.G.Smislova, S.T.Badalov (1951-yili granatning vanadiyli yangi turini topgan), L.N.Enikeyeva, A.Q.Qosimov, U.Rahmedov; Z.I.Hamrobo耶eva va boshqalarning izlab topgan ana shunday yangi minerallari - qazilma boyliklari hozirgi vaqtida iqtisodiyotimizni yuksaltirishda juda kata rol o‘ynamoqda. Bunday minerallar keng jamoatchiliq, mineralog olimlar va shu sohaning mutaxassislari tomonidan e’tirof qilinib, tegishli entsiklopediyalarga, atlaslar va qo‘llanmalarga kiritilgan.

## Uchinchi bo‘lim PETROGRAFIYA

Petrografiya – tog‘ jinslari to‘g‘risidagi fan. Yunoncha «petros» – tosh, qoya va «grafus» – yozaman so‘zlaridan kelib chiqqan. Binobarin, petrografiya tog‘ jinslarini tadqiq qiluvchi fan bo‘lib, geologiya fanining yirik sohasidir.

Yer po‘sti turli xil tog‘ jinslaridan tuzilgan. Tog‘ jinsi esa ma’lum shaklga, hajmga va yotish holatiga ega bo‘lgan geologik qatlamlarni hosil qiladi. Ular turli mineral agregatlardan tuzilgan bo‘lib, ma’lum tarkibga, ichki va tashqi tuzilishga egadir. Modomiki tog‘ jinslari turli minerallardan tuzilgan ekan, demak, petrografiya mineralogiya fani bilan uzviy bog‘liqdir. Bundan tashqari petrografiya kristallografiya, kimyo va boshqa fanlar bilan aloqador.

### 26 §. Petrografianing tekshirish usullari

Tog‘ jinslari xilma-xil va murakkab bo‘lganligi uchun ularning xususiyati va tarkibi har xildir. Binobarin, bu tog‘ jinslarini tekshirish usullari ham turlichadir. Lekin tog‘ jinslarining barcha tekshirish usullarini 3 ta yirik guruhg‘a bo‘lish mumkin.

1. *Optik usullar.* Mazkur guruh kristallooptika, immersiya, Fedorov stolchasi bilan tekshirish usullarini o‘z ichiga oladi. Bu usullar minerallarning optika xususiyatlarini maxsus optika asboblari va xususan, polyarizatsion mikroskop bilan tekshirishga asoslangan.

2. *Kimyoviy va fizik-kimyoviy usullar.* Bu usullar tog‘ jinslari va ularni tashkil etgan ayrim minerallarning tarkibini mukammal o‘rganish va ularning vujudga kelishini fizik-kimyoviy qonunlar nuqtai nazaridan talqin etishga asoslangan. Bu usullar ichida petrokimyo usuli ayniqsa yuksak darajada taraqqiy etgan.

Keyingi yillarda minerallarning spektral, rentgen-spektral hamda radiometrik tahlillar yordamida keng o‘rganilishi natijasida yangi tekshirish usuli – *mineralogik-geokimyoviy tadqiqot usuli* vujudga keldi. Petrokimyoviy tadqiqotlarda odatda jins hosil qiluvchi elementlarning taqsimlanishi hisobga olinsa, mineralogik geokimyoviy tadqiqotlarda tog‘ jinslarida juda tarqoq holda bo‘lgan va oz miqdorda (1 %dan ham kam) uchraydigan aksessor elementlarga e’tibor beriladi.

Petrografianing fizik-geokimyoviy tadqiqot usullari orasida eks-

periment, ya’ni fizik-kimyoviy tajriba ishlari alohida o‘rin tutadi. Olimlar katta bosim ostida va yuqori haroratda tajriba o‘tkazib, sun’iy yo‘llar bilan turli minerallar va tog‘ jinslarining birikmasini hosil qiladilar. Undan tashqari, metallurgiya kabi sanoat tarmog‘ining mahsulotlari (shlaklar) ham ba’zi tog‘ jinslariga o‘xhash bo‘lib, aniq fizik-kimyoviy sharoitlarda vujudga keladi.

Bu ishlarning barchasi tog‘ jinslarining paydo bo‘lishini (genetisini) aniqlashda yordam beradi. Geologlarning tog‘ jinslariga o‘xhash suniy mahsulotlarini o‘rganuvchi yangi sohasi *petrurgiya* deb ataladi.

Bulardan tashqari, termik tahlil va bo‘yash usullaridan ham foydalaniladi. Bu usullar turli gil va ohakli (karbonat) minerallar va ulardan tuzilgan cho‘kindi tog‘ jinslarini tekshirishda katta ahamiyatga ega.

3. *Dalada o‘tkaziladigan tadqiqotlar.* Bu usulda tog‘ jinslarining ma’lum maydonda tarqalishi, ularning tabiatda tutgan o‘rni, shakli va bir-biriga bo‘lgan munosabati aniqlanadi.

Dalada o‘tkaziladigan tadqiqotlar kesmalar hamda turli tog‘ jinslarining diqqata sazovor qismlari maxsus xaritalarini tuzish, fotosuratlar olish yoki rasmini chizish bilan qayd etiladi.

## 27-§. Tog‘ jinslari va ularni o‘rganish usullari

Tog‘ jinslari faqat bitta mineraldan (labradorit, olivinit, ohaktosh) yoki ko‘p mineraldan (diorit, granodiorit) tashkil topgan bo‘lishi mumkin. Tog‘ jinsining kimyoviy tarkibi uning qanday minerallardan tashkil topganiga bog‘liqdir. Tog‘ jinslari ma’lum geologik sharoitlarda tarkib topadilar. Bunday sharoitlar tog‘ jinslarining yotish shakliga, tog‘ jinsidagi minerallarning xossalari va ularning bir-birlariga bo‘lgan munosabatiga ta’sir ko‘rsatadi.

Tog‘ jinslari bir-birlaridan yana fizik xossalari, ya’ni rangi, zichligi, mexanik mustahkamligi, eruvchanligi, g‘ovakliligi va boshqa xususiyatlari bilan farqlanadi. Tog‘ jinslari hosil bo‘lishiga ko‘ra 3 ta katta guruhga bo‘linadilar:

1) magmatik jinslar – magmaning yer po‘stida sovib kristallani shidan tarkib topadi;

2) cho‘kindi jinslar – ekzogen (tashqi) jarayonlar natijasida magmatik va metamorfik jinslarning nuragan hosilalarining keyinchalik

diagenez (zichlashish, sementlashish) natijasida organizmlar qoldiqlarining to‘planishidan hamda suv havzalarida elementlarning birikib cho‘kishidan hosil bo‘ladi;

3) metamorfik jinslar – magmatik va cho‘kindi jinslarning turli omillar ta’siridan o‘zgarishi natijasida yuzaga keladi. Ammo, bu jinslar yer po‘stida bir xil tarqalmagan. Mutaxassis olimlarning hisoblashlariga ko‘ra litosfera 15–20 km chuqurlikda 95 % magmatik va metamorfik jinslar bilan band va faqatgina 5 %ni cho‘kindi jinslar tashkil etadi. Ammo yer yuzasida cho‘kindi jinslar ko‘p, ya’ni yer yuzasining 75 % cho‘kindi jinslar va 25 %ni magmatik va metamorfik jinslar qoplaydi.

Petrografiya fanining tekshirish usullari ikkiga bo‘linadi: dala va laboratoriya usullari.

Dala usuli muhim hisoblanadi. Chunki tog‘ jinsining eng avvalo rangi, mineral tarkibi, yotish shakllari, jinslararo munosabati ta’riflanadi, so‘ngra uning nomi aniqlanadi. Bundan tashqari tog‘ jinsining ichki va tashqi tuzilishi, atrof jinslarga bo‘lgan munosabati, tutash zonalari va ulardagি ma’danli minerallar makroskopik usulda aniqlanadi. Tog‘ jinsining yotish shakli o‘rganilib uning qanday sharoitda hosil bo‘lganligi to‘g‘risida fikr yuritiladi. Tog‘ jinsidan turli namunalar olinadi. Olingan namunalar laboratoriya sharoitida turli usullar yordamida mukammal tekshiriladi. Eng avvalo, tog‘ jinsining tarkibi va tuzilishi, undan shaffof shlif tayyorlanib polyarizatsion mikroskopda kristallarning optik xususiyatlari o‘rganiladi. Shlif qalinligi – 0,03 mm qalinlikdagi tog‘ jinsining kesimi bo‘lib, u maxsus kleykanada balzami yordamida shisha plastinkaga yopishtiriladi.

Juda aniq va mufassal kristallooptik tadqiqotlar uchun Fedorov stolchasidan foydalaniladi. Ma’danli minerallar maxsus mikroskop yordamida o‘rganiladi. Buning uchun jinsdan yuzalari jilolangan preparat – anshliflar tayyorlanadi.

Tog‘ jinsi minerallarini og‘ir suyuqliklarda o‘rganish usuli ham katta ahamiyatga ega. Bu usulda solishtirma og‘irliliklari ma’lum bo‘lgan suyuqliklar tizimi yordamida minerallar solishtirma og‘irligi aniqlanadi.

Cho‘kindi jinslarni o‘rganishda ko‘proq granulometrik usul qo‘llaniladi. Bu usulda avval tog‘ jinsi sementi eritilib jinsni tashkil qiluvchi minerallar va bo‘laklar maxsus elaklar yordamida o‘lchami bo‘yicha fraksiyalarga (guruhlarga) ajratiladi.

Bulardan tashqari tog‘ jinslari yana kimyoviy, shlix, rentgenostruktura, termik tahlillar yordamida ham o‘rganiladi.

## 28-§. Magmatik tog‘ jinslari

Magma («magma» – xamir) – litosferada ma’lum qonuniyat asosida, murakkab fizik-kimyoviy jarayonlar natijasida hosil bo‘lgan olovsimon quyuq qotishma. Magma barcha elementlarning har xil miqdordagi yig‘indisi bo‘lib, gaz va qaynoq bug‘larga to‘yingan bo‘ladi. Ko‘pchilik olimlar fikricha, tabiatda to‘rt xil magma – nordon, asos, o‘ta asos va ishqorli magma mavjud. Yer yuzida uchraydigan barcha magmatik jinslar ana shu magmalarning hosilasi hisoblanadi. Magma tarkibining har xil bo‘lishi litosferaning tuzilishiga, tarkibiga, ayniqsa magmaning o‘zida yuz beradigan differentsiatsiya (ajralish, bo‘linish) va assimilyatsiya (yutish)ga uzviy bog‘liq. Magma yer po‘stining faolligi, rivojlanishi, issiqlik va tektonik evolyutsiyasi bilan yaqindan bog‘liqdir. Mutaxassislarning fikricha magma yer rivojlanishi jarayonining geosinklinal davridan boshlab burmalangan o‘lkalarda faol rivojlanadi va uning muayyan turlari geosinklinalning ayrim davrlari bilan bog‘liq bo‘ladi. Magma o‘chog‘ining chuqurligi hozirgi zamon geologiya fanlarining nazariyasiga binoan 20–50 km dan (litosferaning yuqorisi) va 100–700 km gacha (mantianing ustki qismi). Magmatik jinslar magmaning sovishi, qotishi, kristallashishi natijasida yuzaga keladi. Ular o‘z navbatida ikkiga bo‘linadi: *effuziv* va *intruziv* magmatik jinslar.

*Effuziv* jinslar yer yuzida va yer yuziga yaqin joylarda tez sovishi va qotishi tufayli shishasimon va juda mayda zarrali kristallarga ega bo‘ladi.

*Intruziv* jinslar magmaning yer po‘stida sovib kristallashishi oqibatida yuzaga keladi. Magmaning kimyoviy tarkibi quyida qayd etilgan elementlarning oksidlari holida ifodalanadi:  $\text{SiO}_2$ ,  $\text{Al}_2\text{O}_3$ ,  $\text{TiO}_2$ ,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ ,  $\text{FeO}$ ,  $\text{MgO}$ ,  $\text{CaO}$ ,  $\text{Na}_2\text{O}$ ,  $\text{K}_2\text{O}$ , va har xil uchuvchan va gazsimon elementlardan:  $\text{H}_2\text{O}$ , HF,  $\text{H}_2\text{S}$ ,  $\text{HCl}$ , CO,  $\text{CO}_2$ ,  $\text{F}_2$ ,  $\text{Cl}_2$ , B va boshqalardan iborat bo‘ladi.

Magmatik jinslarning asosiy komponentlari bo‘lib kuyidagi elementlar hisoblanadi: O, Si, At, Ti, Mn, Fe, Mg, Ca, Na, K.

Amerikalik olim G.Vashington bularni «petrogen (jins hosil qiluvchi) elementlar» deb atagan. Jinslarning kimyoviy tarkibi element-

lar oksidlari bilan ta’riflanadi:  $\text{SiO}_2$ ,  $\text{TiO}_2$ ,  $\text{MnO}$ ,  $\text{Al}_2\text{O}_3$ ,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$ ,  $\text{FeO}$ ,  $\text{MgO}$ ,  $\text{CaO}$ ,  $\text{Na}_2\text{O}$ ,  $\text{K}_2\text{O}$ . Bular tog‘ jinsi tarkibining asosiy qismini (99 foizdan ortiqrog‘ini) tashkil etadi. Bundan tashqari  $\text{H}_2\text{O}$ ,  $\text{P}_2\text{O}_5$ , va uchuvchan elementlar uchraydi. Mendeleyev jadvalidagi qolgan elementlarning hammasi tog‘ jinsi tarkibida taxminan 0,3 %ni tashkil etadi. Ularning miqdori tog‘ jinslari tarkibidagi  $n \cdot 10^{-8}$  gacha bo‘ladi.

Magmaning tarkibida kremniy oksidi ( $\text{SiO}_2$ ) eng ko‘p miqdorda uchraydi. Magmaning yopishqoqligi ham  $\text{SiO}_2$  ning ko‘p-ozligiga bog‘liqdir.  $\text{SiO}_2$  ga boy magma juda yopishqoq bo‘lsa,  $\text{SiO}_2$  kam bo‘lgan magma o‘sha bosim va haroratda suyuq va harakatchan bo‘ladi.

Magmatik jinslarning kimyoviy tasnifi undagi  $\text{SiO}_2$  ning miqdoriga asoslangan.  $\text{SiO}_2$  bilan nechog‘lik to‘yinganligiga qarab magmatik jinslar kuyidagi 4 guruuhga bo‘linadi:

1. Nordon jinslar	$\text{SiO}_2$ 64–78 %
2. O‘rta jinslar	$\text{SiO}_2$ 53–64 %
3. Asosli jinslar	$\text{SiO}_2$ 44–53 %
4. O‘ta asosli jinslar	$\text{SiO}_2$ 30–44 %

## 29-§. Magmatik jinslarning yotish shakllari

### Intruziv tog‘ jinslarining yotish shakllari

Intruziv tog‘ jinslarining yotish shakllari asosan magmaning yopishqoqlik darajasiga, yer po‘stida o‘rnashish hollariga, atrof jinslarning ichki tuzilishiga va intruziv jinslar paydo bo‘layotgan joyning tektonik tuzilishiga bog‘liqdir.

Morfologik tasnifga ko‘ra intruziv tog‘ jinslarining atrof jinslar bilan munosabatiga asoslanib ularning yotish shakllari ikki guruuhga ajratilgan: mos (atrof jinslar bilan moslashgan) va nomos (atrof jinslarni kesib o‘tuvchi) yotish shakllari.

### Nomos intruziyalar

*Nekk* – tsilindr ko‘rinishidagi shakl. Nekk vulkanlarning magma oqib chiqadigan kanalining magma bilan to‘lib qolishidan paydo bo‘ladi. Binobarin, nekk yer yuzasiga juda yaqin joylashgan bo‘ladi. Goho nekk «vulkan bo‘yni, og‘zi» deb ham yuritiladi. Diametri bir necha metrdan kilometrgacha bo‘ladi. Nekk devorlari tik bo‘ladi.

*Daykalar.* Parallel tik devorlar bilan chegaralangan intruziv shakl. Daykaning uzunligi qalinligidan bir necha marta katta bo‘ladi. Daykaning qalinligi bir necha santimetrdan bir necha metrgacha boradi, uzunligi esa bir necha metrdan bir necha yuz kilometrgacha boradi (39-rasm).

*Tomirlar.* Shakli daykaga o‘xshash bo‘ladi. Ammo ular daykaldan kichikligi bilan, noto‘g‘ri, to‘lqinsimon, linzasimon, tomirsimon shakllarni tashkil etish bilan farq qiladi.

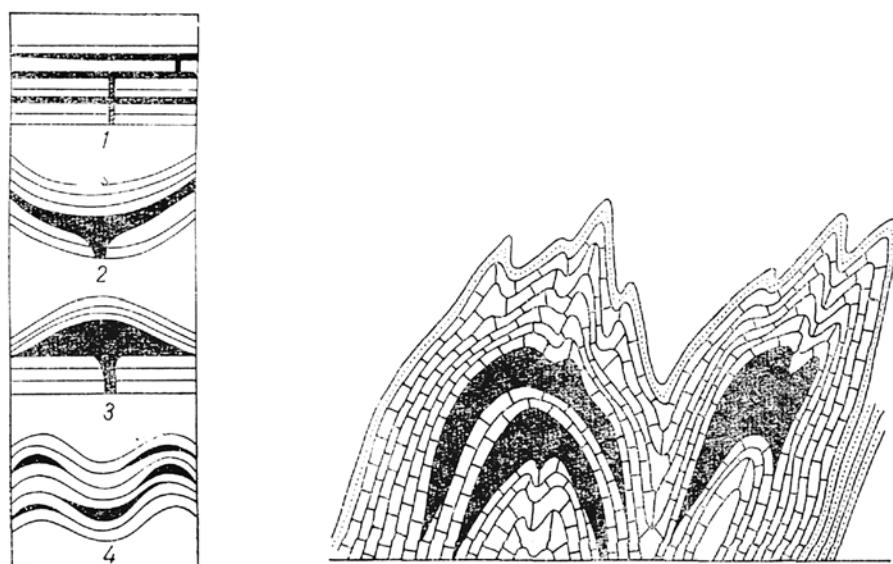
*Apofiza.* Turli katta-kichiklikdagi, turli xil, ba’zan jilvador shaklda bosh intruziyadan ajralib chiqqan shohsimon tomirlar. Apofizalar tektonik yoriqlarning, atrof jinslar yoriqlarida qat-qat jinslarning qatlamlanish tekisligida rivojlanadilar.

*Shtok.* Katta chuqurlikka cho‘zilgan, devorlari tik bo‘lgan intruziyalar. Shtokning ko‘ndalang kesimi izometrik, dumaloq yoki oval shaklida bo‘lib, umumiy maydoni  $100 \text{ km}^2$  dan oshmaydi (39-rasm).

*Batolit.* Intruziv tog‘ jinslarining eng yirik shakllari hisoblanadi. Batolit noto‘g‘ri shaklda, goho izometrik shaklda bo‘lib, atrof jinslarni turli burchak bilan kesib o‘tadi (39-rasm).

## Moslashgan intruziyalar

Moslashgan intruziyalarga sill, lopolitlar, etmolitlar, lakkolitlar, bismolitlar, akmolitlar, fakolitlar kiradi (38-rasm).

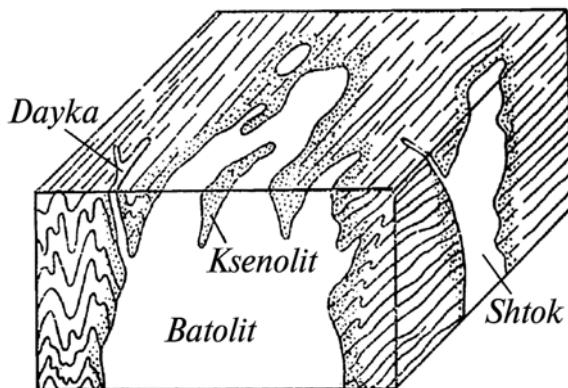


38-rasm. Moslashgan intruziyalar shakllari:  
1 – sill; 2 – lopolit; 3 – lakkolit; 4 – fakolit.

*Sill* (intruziv uyumlar) – qatlam yoki yassi linzasimon shakldagi intruziv uyumlardir. Atrof jinslarning qatlamlanishiga parallel holda joylashadi. Sill ko‘pincha qat-qat shaklida bo‘lib, yagona oqib chiquvchi kanal orqali bir-biri bilan birlashgan bo‘ladi.

*Lopolitlar*. «Lopolit» – yunoncha «lopos» so‘zidan olingan bo‘lib, tovoq, hovuz demakdir. Tovoq shaklidagi intruziv shakl.

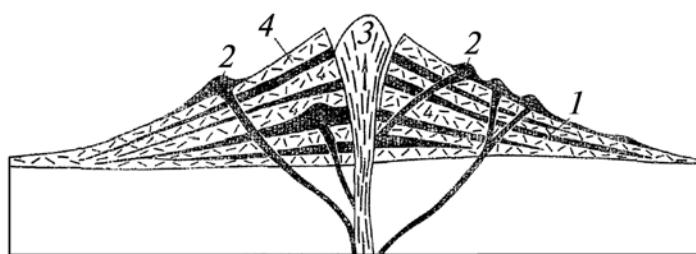
*Fakolitlar*. Odadta «antiklinal» va «sinklinal» deb ataluvchi burmalarning yadrosiga joylashgan linzasimon jins shakllari «fakolit» deb ataladi.



39-rasm. Intruziv jinslarning yotish shakllari.

### Effuziv jinslarning yotish shakllari

Lavaning yer yuziga quyilish usuliga qarab vulkan otilishlari ikki xilga bo‘linadi: yoriqlardan otilish va markaziy otilish (40-rasm). Vulkan otilishi xillari esa effuziv tog‘ jinslari yotish shakllarini hosil qilish omillaridan asosiysi hisoblanadi. Masalan, yoriqlar orqali otilishdan katta-katta lava maydonlarini, markaziy otilishlar esa ancha kichik lava yassi tog‘liklarini hosil qiladi. Effuziv tog‘ jinslari ko‘pincha oqim va qoplama shakllarini barpo qiladi.



40-rasm. Vulkan kesimi:

1 – lava; 2 – yoriqlardagi lava; 3 – jerlo; 4 – vulkanogen jinslar.

*Qoplamlar* – effuziv jinslarning yassi shakli. Katta maydonni egallagan bo‘lib, qalnligi kichik bo‘ladi. Suyuq lavaning yoriqlardan quyilishidan hosil bo‘ladi.

*Oqimlar* qoplamlarga qaraganda juda tez-tez uchrab turadi. Oqimlar odatda lavaning bir markazdan yoki yoriqdan bir yo‘nalish bo‘yicha quyilishidan hosil bo‘ladi.

### 30-§. Magmatik jinslarning strukturasi va teksturasi

Tog‘ jinsini tasvirlashda eng avvalo uning ichki va tashqi tuzilishi aniqlash lozim. Chunki uning ichki va tashqi tuzilishi qanday sharoitda hosil bo‘lganligidan, kristallahish darajasiga qarab chuqurlikda yoki yer yuzasida hosil bo‘lganligidan darak beradi. Masalan, intruziv jinslarning ichki tuzilishi effuziv jinslarnikidan tubdan farq qiladi. Bu esa ularning hosil bo‘lish sharoitlariga chambarchas bog‘liq. Effuziv jinslar yer yuzasida lavaning tez qotishidan hosil bo‘lib, shishasimon bo‘lsa, intruziv jinslar yer po‘stining chuqur qismlarida issiqlikni o‘zidan kam o‘tkazuvchan jinslar bilan chegaralanib magmaning sovib kristallanishidan hosil bo‘ladi. Shuning uchun ham ular to‘liq kristallanadi.

Ichki tuzilish, ya’ni *struktura* deganda – tog‘ jinsini tashkil qiluvchi minerallarning katta-kichikligi, shakli va bir-biri bilan bo‘lgan o‘zaro munosabati va vulkan shishasining bor-yo‘qligi tushuniladi. Vulkan shishasi deb amorf tuzilishiga ega bo‘lib qotgan magmatik qotishmaga aytildi.

Tog‘ jinslarining tashqi tuzilishi, ya’ni *teksturasi* mineral agregatlarining unda joylanish tartibi va ularning umumiy xususiyatlari bilan belgilanadi.

Tog‘ jinslari kristallahish darajasiga ko‘ra uchta eng muhim strukturaga ega:

- a) to‘liq kristalli struktura, bunda vulkan shishasi zarralari mutlaqo bo‘lmaydi;
- b) chala kristalli struktura, bunday ichki tuzilishda mineral kristallari bilan birgalikda vulkan shishasi zarralari ham bo‘ladi;
- c) shishasimon struktura, vulkan shishasidan, kristallar yoki ozgina mikrolitlardan tashkil topadi.

Kristall donalarining katta-kichikligiga qarab strukturnalar *aniq kristalli* (kristall zarralarini oddiy ko‘z bilan ko‘rish mumkin), *mikro-*

*kristalli* (mineral zarralari mikroskop ostida ko‘rinadi) va *yashirin kristalli* (mikroskop ostida ham minerallarni ko‘rib bo‘lmaydi) strukturalarga ajratiladi.

*Porfir* struktura vulkan jinslarga mansub. Porfir strukturali jinslar ning massasi juda mayda donali bo‘lib, bu massada yirik-yirik mineral donalari yaqqol ajralib turadi.

Minerallarning joylashish xarakteriga ko‘ra teksturalar bir xil, har xil va *taksitli* turlarga ajratiladi.

Bir xil teksturali tog‘ jinslarida jins hosil qiluvchi minerallarning hammasi jinsda bir tekisda tarqalgan bo‘ladi. Bir xil teksturaga ega jinslar – massiv va g‘ovakli bo‘ladi. *Massiv* tekstura asosan intruziv jinslarga xos bo‘ladi.

*G‘ovakli* tekstura ko‘pincha vulkan jinslarga xosdir. G‘ovaklar nisbatan yopishqoq lavalarda gaz pufakchalarining ko‘p to‘plangan joylarida mavjud. G‘ovaklar lavadan ajralib chiqib ketgan gaz pufakchalarining o‘rnini ifodalaydi.

Tog‘ jinslarida taksitli tekstura ham ko‘p tarqalgan. Bunday teksturaga ega tog‘ jinslarning turli qismlari ichki tuzilishi va tarkibining har xilligi bilan tavsiflanadi. «Taksit» – grekcha joylashish demakdir.

Minerallarning tog‘ jinsida joylashgan o‘rniga qarab quyidagi teksturalar ajratiladi:

- 1) chiziqli – minerallar bir xil yo‘nalishda joylashadi;
- 2) yo‘l-yo‘l – turli tarkibli va strukturali qatlamchalarining mavjudligi bilan tavsiflanadi;
- 3) oqimsimon (flyuidal) bunda oqim izlari va jinsdagi minerallar xuddi oqimga o‘xshab joylashadi;
- 4) sharsimon – jinslar ichki konsentrik tuzilgan sferoidlarga bo‘linib ketgan bo‘ladi.

### **31-§. Nordon magmatik jinslar**

Nordon jinslar tarkibida kremniy oksidining miqdori (64 %) yuqori; rangli minerallar juda kam (3–10 %), rangi och bo‘ladi. Yer po‘stida eng ko‘p tarqalgan. Nordon jinslarni tashkil etgan asosiy minerallarga kvars (25–35%), kaliyli dala shpati (35–40 %), nordon plagioklaz (20–30 %), biotit (5–10 %), kam miqdorda muskovit (3 foizgacha) va ba’zan amfibol, aksessor minerallardan apatit, sirkon, monatsit mansub.

Nordon jinslarning intruziv turi effuziv turiga nisbatan ko‘p tarqalgan bo‘lib ularga granitlar va granodioritlar kiradi.

*Granit* (lotincha «granul» – dona) – to‘liq kristallangan och rangli intruziv jins bo‘lib, yer po‘stining chuqur qismida yuzaga keladigan nordon magmadan hosil bo‘ladi. Strukturasi to‘liq kristalli, teksturasi massiv. Oddiy ko‘z bilan granit tarkibida kvars, dala shpatlari va slyudani aniqlash oson.

*Granodiorit*. Granodioritlar granitlarga nisbatan kaliyli dala shpati, kvars miqdori kamroq bo‘ladi va aksincha, plagioklaz va rangli minerallar miqdori ortadi.

Granodioritlar to‘liq kristallangan yirik, o‘rta va mayda donador bo‘ladi. Tashqi ko‘rinishi ko‘pincha massiv. Granodioritlarning porfirsimon turlari ko‘proq. Granodioritlar och, kul rang bo‘ladi. Porfirsimon granodioritlarda o‘lchami 1 sm gacha va undan katta bo‘lgan kaliyli dala shpati, plagioklaz va biotitlar uchraydi.

Granodioritlarda rangli minerallar 15–20 %ni tashkil qilib, ular biotit va amfibollardan iborat bo‘ladi.

### **Nordon effuziv jinslar**

*Liparit*. Granitning effuziv turi. Tarkibi xuddi granitnikidek, ammo kaliyli dala shpatining yuqori haroratli turi – sanidin bo‘ladi. Strukturasi – porfir, teksturasi ko‘pincha flyuidal (oqma) bo‘ladi. Minerallarning joylashishi magma oqimining yo‘nalishini eslatadi.

*Vulkan shishasi* – obsidian oddiy shishaga o‘xshaydi, rangi turli – ko‘pincha juda qoramirdan qora ranggacha. Suvning miqdori 1 foizgacha. Perlitda esa 2,5–6 %ga teng.

Mumga o‘xshash yog‘simon yaltiraydigan vulkan shishasi «pexshteyn», serg‘ovakli yengil xili «pemza» deb ataladi. Pexshteyn perliting suvga boy (6–10 %) xili hisoblanadi.

*Ishlatilishi*. Granitlar qurilishda qoplama material, maydalangan tosh, xarsangtosh sifatida ishlatiladi.

Toshkent metropolitenining ko‘p joylari granit bilan qoplangan. Liparitlar ham qurilishda keng ishlatiladi. Pemza silliqlovchi abraziv material hisoblanadi. Obsidian goho zebi-ziynat toshi hisoblanadi.

## 32-§. O‘rta magmatik jinslar

O‘rta magmatik jinslar nordon jinslardan kremniy oksidi ( $\text{SiO}_2$ -53–64 %)ning kamligi va rangli minerallarning ko‘p bo‘lishligi bilan farqlanadi. Aluminiy oksidi ( $\text{Al}_2\text{O}_3$ )ning miqdori 14 %dan 18 %gacha o‘zgaradi.

O‘rta magmatik jinslarning intruzivi xiliga diorit va sienit ki radi.

*Diorit.* Dioritlarning rangi kul rang, to‘q kul rang yoki ko‘kimir kul rang, donador. Tarkibi plagioklaz va shox aldamchisi, ba’zan piroksen va biotitdan iborat. Plagioklaz dioritning 65–70 %ni, rangli minerallar 30–35 %ni tashkil etadi. Shox aldamchisining miqdori 20 foiz, biotit 10 %gacha boradi.

Dioritlarda kvarts deyarli bo‘lmaydi. Agar uning miqdori 5–15 % bo‘lsa, «kvartsli diorit» deyiladi.

Dioritning strukturasi – donador. Teksturasi: massiv, gneyssimon, yo‘l-yo‘l, taksitli, kamdan kam sharsimon.

*Sienit.* Rangi oqish va qizg‘ish g‘ishtrang bo‘ladi. Mineral tarkibi quyidagicha – kaliyli dala shpati (50–70 %), nordon plagioklaz (10–30 foiz), shox aldamchisi (15 %gacha), ba’zan biotit (10 %gacha) va piroksen. Kvarts bo‘lmaydi yoki juda kam uchraydi. Strukturasi donador, asosan o‘rta donador. Teksturasi – massiv.

## O‘rta effuziv jinslar

O‘rta effuziv jinslarga andezitlar va traxitlar kiradi.

*Andezit* porfir tuzilishga ega. Teksturasi massiv, pufaksimon, brekchiyasimon va flyuidal (oqma). Andezit-bazatlarda  $\text{SiO}_2$  ning miqdori 53–57 %ga teng. Rangi to‘q qoramtil, kul rangroq bo‘lib, porfir tuzilishida bo‘ladi. Tashqi tuzilishi massiv yoki oqimli (flyuidal), goho g‘ovaksimon.

*Traxit* (yunon «traxus» – g‘adir-budur, tekis emas) sienitlarning o‘zgarmagan effuziv turi hisoblanadi. Yuzasi g‘adir-budur bo‘ladi. Rangi – och, sarg‘ish, kul rang, qo‘ng‘irsimon. Strukturasi – porfirli. Mineral tarkibi kaliyli yoki kaliy-natriyli dala shpati, plagioklaz, shox aldamchisi va biotitdan iborat. Traxitning asosiy massasi odatda yaxshi kristallangan bo‘ladi.

O‘rta jinslarning yotish shakllari. Dioritlar kichik massivlar, shtok-

lar va tomir shaklida uchraydilar. Ko‘pincha dioritlar yirik granit massivlari chekkasida joylashadi.

Andezitlarning yotish shakllari xilma-xildir. Ular ko‘pincha qoplama, oqma, intruziv uyumlar, gumbaz va dayka holida uchraydi.

Sienitlar shtok, dayka, goho mustaqil massivlarni tashkil etadi va kamdan kam yirik granit intruziyalarning chekka qismlarida joylashadi.

Traxitlar qoplama, qisqa, to‘mtoq, qalin oqmalar hamda ekstruziyalar va gumbaz shaklida uchraydi.

Ishlatilishi. Dioritlar va sienitlar asosan qurilishda bezak material sifatida, maydalangan tosh holida ishlatiladi. Andezitlar, traxitlar qurilishda va kislotaga chidamli material sifatida qo‘llaniladi.

### 33-§. Asosli magmatik jinslar

Asosli magmatik jinslar dala shpatlari (asosan plagioklazdan) va rangli minerallardan tashkil topadi. Effuziv xillari intruziv turlariga nisbatan ko‘p tarqalgan. Kremniy oksidining miqdori – 45–53 %.

Mineral tarkibini rangli minerallar (piroksen va olivin – 45–50 %) va asos plagioklaz (labrador 50–60 %) tashkil etadi.

Rombik va monoklin piroksenlar soni 35–50 %gacha, kamdan kam olivin (0–10 %), shox aldamchisi va biotit bo‘ladi. Intruziv turlarini gabbro, norit, olivinli gabbro (troktolit), anortozitlar tashkil etadi.

*Oddiy gabbro* (italiyadagi joy nomi bilan atalgan) to‘liq kristallangan o‘rta yoki yirik donador jins bo‘lib, rangi to‘q yashil, to‘q kul rang yoki qora. Asos plagioklaz va piroksendan iborat.

Rangli minerallardan oz miqdorda olivin, shox aldamchisi va biotit bo‘lishi mumkin. Shularga qarab olivinli, shox aldamchisili, gabbro xillariga ajratiladi.

*Noritlar* (Norvegiyalik afsonaviy qahramon Nora nomi bilan atalgan). Tarkibi plagioklaz va ortopiroksendan iborat. Olivin ora-sira uchraydi.

*Gabbro-noritlar* gabbroning plagioklaz, ortopiroksen va klinopiroksendan tashkil topgan turi.

*Troktolitlar* (yunoncha «troktos» – emirilgan) olivinli gabbro hisoblanadi. Plagioklaz va olivindan iborat.

*Anortozitlar* butunlay asos plagioklazdan tashkil topgan, o‘rta, yirik, gigant donalar ichki tuzilishiga ega. Och kul rang, kul rang, to‘q

kul rangdan to qora ranggacha bo‘ladi. Ba’zan pushti, siyox ranglisi ham uchraydi.

### **Asosli effuziv jinslar**

Asosli jinslarning effuziv turlaridan bazaltlar yer po‘stida keng tarqalgan. Qolgan hamma effuziv jinslarni birgalikda hisoblaganda bazaltlar 5 marta ko‘p.

*Bazaltlar* rangi qora kul rangdan qoragacha bo‘lib, asosiy massasi zinch yoki g‘ovaksimon bo‘ladi. Asosiy massa tarkibida 20–25 %gacha mineral donalari ishtirok etadi. Ular plagioklaz, piroksen, olivin, ba’zan ma’danli minerallardan iborat. Asosiy massa juda mayda kristallardan (mikrolitlardan) va shishasimon massadan tashkil topadi.

Bazaltlar porfir va shishasimon strukturaga ega bo‘ladi. Bazaltlarning o‘zgargan turlari yashilsimon tunsi bilan ajralib turadi. Ular *diabaz* deb ataladi.

### **34-§. O‘ta asosli magmatik jinslar**

O‘ta asosli jinslar asosan olivin va piroksen minerallaridan tashkil topgan. Kremniy oksidining miqdori 45 %dan kam bo‘ladi. O‘ta asosli jinslar og‘ir bo‘ladi, zichligi – 3–3,4 g/sm<sup>3</sup> gacha, asosan chuqurda hosil bo‘ladi. O‘ta asosli jinslarni peridotitlar, olivinlar, dunitlar, piroksenitlar va gornblenditlar tashkil etadi.

*Peridotitlar* o‘rta donador, to‘q yashil, to‘q kul rang yoki qora rangli. Asosan olivin va piroksendan tashkil topgan. Peridotitning plagioklazli (5–20 %) turi ham bor, lekin u kam tarqalgan.

*Dunitlar* faqat olivindan (90–100 %) tashkil topib, rangi sarg‘ish-yashil, yashil. Olivin parchalanganda (serpentinlashganda) to‘q yashil va qora bo‘ladi. Mayda donador, ba’zan mineral donalarining kattakichikligi 1–2 sm gacha va undan katta bo‘ladi.

*Piroksenitlarda* piroksen miqdori juda ko‘p (95 foizdan ortiq). Piroksenning turiga qarab turli nom bilan yuritiladi. Rangi qora, o‘rtayirik donador bo‘ladi.

*Gornblenditlar*, asosan, shox aldamchisidan tashkil topadi. Strukturasi har xil donador, yirik va gigant donali, to‘q yashil, teksturasimassiv. Gorno blenditda odatda asosli plagioklaz ham bo‘ladi.

## O‘ta asosli effuziv jinslar

*Meymechit.* Meymechitda olivin donachalari miqdori o‘rtacha 40–50 %gacha etadi; kamroq avgit va ma’danli minerallar bo‘ladi. Jinsning asosiy massasida qayd etilgan minerallardan tashqari yana biotit, xromit, apatit va ikkilamchi minerallar-serpentin, kalsit, xlorit va leykoksen bo‘lishi mumkin. Ba’zi meymechitlarda vulkan shishasi saqlanib qoladi.

Teksturasi toshbodom va flyuidal (oqma).

*Kimberlitlar.* O‘ta asosli va yondosh jinslar bo‘laklari va olivin, diopsid, flogopit, pirop, xromit, ilmenit kabi minerallardan tarkib topgan.

O‘ta asosli jinslarning yotish shakllari. O‘ta asosli jinslarning yotish shakllari turlichadir. Peridotitlar, dunitlar va piroksenitlar intruziv shaklida yotadi va shtok hamda kichik massivlar hosil qiladi.

## 35-§. Ishqoriy va tomir magmatik jinslar

Ishqorli jinslarda aluminiyga qaraganda kaliy va natriy ko‘p bo‘ladi. Odatda ular och rangli bo‘lib, zichligi  $2,7\text{--}2,8 \text{ g/sm}^3$  ga teng. Ishqorli o‘rta jinslar yer po‘stida kam tarqalgan. Hamma magmatik jinslarning faqat 0,4 %ni tashkil etadi. Ammo ularning amaliy ahamiyati juda muhim; chunki bu jinslar bilan apatit, sfen, noyob elementlardan sirkon, strontsiy va titan ma’danli konlari bog‘liqdir.

Bularning eng ko‘p tarqalgani nefelinli sienitlar hisoblanadi.

Nefelin ko‘pchilik xususiyatlari bilan kvarsiga juda o‘xhash. Shuning uchun uni kvars bilan adashtirish mumkin. Ammo nefelin kvars bilan hech qachon birga uchramaydi. Bundan tashqari ular optik belgilari bilan farq qiladi.

*Nefelinli* sienitlar yirik donador, chuqurda hosil bo‘lgan jinslar hisoblanadi. Ular sienitlarning o‘ta ishqoriy turiga mansubdir. Sienitlardan tarkibidagi kremniy oksidining kamligi, butunlay kvars yo‘qligi, nefelinning bo‘lishligi va ishqoriy amfibol va piroksenlar ko‘pligi bilan farq qiladi. Mineral tarkibi quyidagicha: kaliyli dala shpatlari (55–65 %) asosiy minerallardan hisoblanadi. Nefelin (15–30 %), egrin (10–20 %) ishqoriy amfibollar, ba’zan biotit ham bo‘lishi mumkin.

Ishqorli jinslarning effuziv turlari fonolitlar va «leytsitofirlar» deb ataladi.

Tomirsimon jinslar. Tomirsimon magmatik jinslar avval hosil bo‘lgan intruziv jinslar va ular ustidagi boshqa jinslar yoriqlarini tomir va daykalar shaklida to‘ldirgan jinslardir.

Intruziv va tomirsimon jinslarning tarkibi ko‘pincha o‘xshash bo‘ladi. Bu holat ularning manbai chuqurlikda bir ekanligini bildiradi. Farqi shundaki, tomirsimon jinslar keyinroq yoriqlarni to‘ldirib hosil bo‘ladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Magma nima?
2. Chuqurligiga qarab magmatik jinslar qanday ajratiladi?
3. Magma differentsiatsiyasini tushuntiring?
4. Likvatsiya nima?
5. Batolit, shtok, lakkolit nima?
6. Dayka va nekk qanday shakllar?
7. Effuziv jinslar uchun qanday yotish shakllari xos?
8. Struktura va teksturaga ta’rif bering.
9. Magmatik jinslar qanday tasniflanadi?
10. Granitning mineral tarkibi.
11. Granodiorit qanday jins?
12. Nordon effuziv jinslarga qaysilar kiradi?
13. Dioritning mineral tarkibi.
14. Dioritning effuziv xili qaysi?
15. Gabbroga ta’rif bering.
16. Gabbroning bazaltdan farqi.
17. O‘ta asosli jinslarga qaysilar kiradi?
18. Dunit va peridotitni ta’riflang.
19. Kimberlitlar qanday jins?
20. Tomirsimon jinslarga ta’rif bering.

### **36-§. Piroklast tog‘ jinslari**

Vulkan otilayotganda atmosferaga ko‘p miqdorda cho‘g‘dek qizigan vulkan shishasi, turli mineral va qotayotgan lava bo‘laklari otiladi. Bunday bo‘laklar erga tushib katta maydonlarni qoplaydi. Ko‘pincha ular daryo va dengizga tushib cho‘kindi jinslar bilan aralashadi va eng

oxiri kamyob jinslar guruhi hisoblangan, cho‘g‘simon bo‘laklardan iborat piroklast jinslarni hosil qiladi. Bu guruhning eng ko‘p tarqalgan bushoq jinslari *vulkan kuli* deb ataladi. Vulkan kuli 1mm gacha kattakichiklikdagi bo‘lakchalardan tashkil topadi. Ushbu jinslarga yana vulkan qumlari (kattaligi 1–2 mm), vulkan shag‘allari (2–10 mm), lapillalar (uchib kelayotgan cho‘g‘ga o‘xhash havoda uchayotgan lava bo‘laklari, kattaligi uzunasiga 10–30 mm ga teng) va vulkan bombalari (qotgan lava bo‘laklari va parchalari, ko‘ndalang kesimi bir necha metrqa boradi) kiradi. Ko‘pincha qayd etilgan bo‘shoq jinslar diagenez jarayonida zikh jinslarga aylanib cho‘kindi jinslar bo‘lib qoladi. Bunday jinslarning tuf (ko‘pincha kulli), qumtosh tuf (qum bilan aralashgan tuf), tuf shag‘altoshlar (silliqlangan tog‘ jinslari bo‘laklari aralashgan tuflar), tuf brekchiyalari (tuf bilan sementlashgan o‘tkir qirrali vulkan material) tashkil etadi.

### **37-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari**

Cho‘kindi tog‘ jinslari turli tog‘ jinslari nurash maxsulotlarining qayta to‘planishi, organizmlar qoldiqlari hamda suvda mexanik va kimyoviy cho‘kma cho‘kishidan hosil bo‘ladi. Cho‘kindi jinslarning paydo bo‘lishi yer yuzasida va gidrosferada sodir bo‘ladigan jarayonlar bilan chambarchas bog‘liqidir. Cho‘kindi jinslar yer yuzasining 75 foizni tashkil etadi.

Quyoshning issiqligi, joyning iqlim sharoiti, erdag‘i oson eruvchi tuzlar hamda o‘simlik va hayvonot dunyosi cho‘kindi jinslarning hosil bo‘lishida muhim omillardan hisoblanadi.

Kecha va kunduz haroratining keskin o‘zgarishi va turli kimyoviy jarayonlar natijasida tog‘ jinslari darz ketib tarkibiy qismlarga ajraladi va keyinchalik sodir bo‘ladigan turli fizik-kimyoviy jarayonlar tufayli yangi minerallar va tog‘ jinslari tarkib topadi. Ko‘l, dengiz va okean tublarida erkin kislород bo‘lmagan sharoitda organik dunyo ta’sirida mexanik va kimyoviy cho‘kindilar to‘planadi. Ularning tog‘ jinsiga aylanishi uchun diagenez (zichlashish va sementlashish) jarayonini o‘z boshidan kechirishi kerak.

Cho‘kindi jinslarni litologiya fani o‘rganadi. Litologiyaning vazifasi cho‘kindi jinslarning tarkibini, tuzilishi xossalarni, hosil bo‘lishi sharoitlari va keyinchalik o‘zgarish jarayonlarini tahlil qilish hamda ularning tasnifi bilan shug‘ullanish hisoblanadi.

Cho‘kindi jinslarni o‘rganish muhim ahamiyatga ega. Ularning ko‘pchiligi qimmatli qazilma boylik hisoblanadi. Masalan: torf, ko‘mir, yonuvchi slanetslar, aluminiy, temir, marganets ma’danlari, fosforitlar, turli tuzlar, gillar, ohaktosh va hokazo shular jumlasidandir. Ba’zi bir cho‘kindi jinslar bilan oltin, platina, qalayi va boshqa ma’danlarning sochma konlari bog‘liqdir. Bundan tashqari cho‘kindi jinslarni gidrogeologiya va injenerlik geologiyasiga oid tadqiqotlarda o‘rganish muhimdir. Chunki bularda yerosti suvlarining asosiy qismi joylashadi.

Cho‘kindi jinslar hosil bo‘lishi sharoitiga ko‘ra to‘rt guruhga bo‘linadi: 1. bo‘lakli jinslar (mexanik); 2. kimyoviy (xemogen) jinslar; 3. organik (organogen) jinslar; 4. aralash jinslar.

Bo‘lakli jinslar mexanik cho‘kindilardan hosil bo‘ladi. Bularga shag‘al, qum, gillar kiradi.

Kimyoviy jinslar asl yoki kolloid eritmalarining kimyoviy cho‘kindilaridan tarkib topadi.

Eritmalardan cho‘kindilar cho‘kishi eritmadi erigan tuzlar konsentratsiyasi va eritma haroratiga bog‘liq bo‘ladi.

Kimyoviy cho‘kindilarga: galit, kaliy tuzlari, ba’zi bir ohaktoshlar, dolomit, boksitlar, kreminiyl jinslar kiradi.

Organik jinslar organizmlarning qoldiqlaridan hosil bo‘ladi. Ular ikkiga bo‘linadi.: fitogen jinslar (o‘simliklardan hosil bo‘ladi) va zoogen jinslar (hayvon qoldiqlaridan tarkib topadi).

Organik jinslarga chig‘anoqli ohaktosh, diatomit va kaustobiolitlarni (ko‘mir, neft) misol keltirish mumkin.

Aralash jinslar. Mineral moddalarning cho‘kishida ba’zan mikroorganizmlar ishtirok etadi. Bunday yo‘l bilan hosil bo‘lgan jinslar «aralash yoki biokimyoviy jinslar» deyiladi. Ularga mergel, trepel, opoka, yashma, bo‘r kabi jinslar kiradi.

### **38-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari tarkibi**

Cho‘kindi jinslarning kimyoviy tarkibi ularni hosil qilgan magmatik va metamorfik jinslarga nisbatan xilma-xildir. Bunga sabab – yemirilgan mahsulotlarning judayam mayda bo‘laklarga bo‘linib ketishi va ularning tarkibiy qismining eritmalariga o‘tib ketishidir.

Cho‘kindi jinslarning mineral tarkibi cho‘kindi hosil bo‘layotgan joyda barqaror (mustahkam) yoki ekzogen jarayonlarda hosil bo‘lgan minerallarning borligi bilan tavsiflanadi.

Bularga birinchi bo‘lib kvars, xalsedon, opal, kaolinit guruhiga taalluqli bo‘lgan minerallar (kaolinit, montmorillonit va boshqalar), glaukonit, temir silikatlari, temir, marganets va aluminiy gidrooksidlari, karbonatlardan kalsit, dolomit, siderit, aragonit hamda galoidli birikmalar va sulfatlar: galit, silvin, karnallit, gips, angidrit, barit, selesstin, mirabilit va boshqalar mansub.

Cho‘kindi tog‘ jinslari faqatgina minerallardangina tashkil topmasdan, balki ko‘pincha o‘zlarida organizmlarning tosh qotgan skeletlarini ham saqlaydilar.

### **39-§. Cho‘kindi tog‘ jinslarining eng muhim belgilari**

Cho‘kindi tog‘ jinslarining eng muhim belgilariiga ularning yotish shakllari, qatlamlanishi, qatlanishi, qazilma jo‘yaklari, ajralishi, segmenti, g‘ovakliligi, rangi va izi (tamg‘alari) kiradi.

*Qatlam.* Cho‘kindi tog‘ jinslarining yotish shakli qatlam hisoblanadi. Qatlam shaklida yotish ikki xil: birlamchi va ikkilamchi bo‘ladi. Birlamchi yotish gorizontal holatda bo‘ladi. Ikkilamchi yotish esa «buzilgan yotish» deyiladi, ya’ni turli tektonik harakatlar ta’sirida qatlam o‘zining birlamchi yotish holatini o‘zgartiradi va turli ko‘rinishdagi buzilgan yotish shakllarini hosil qiladi. Qatlamlarning eng oddiy buzilgan yotish shakllaridan biri – «monoklinal («mono» – bir, kline – qiya)», ya’ni «qiya yotish» deb ataladi.

*Qatlamlanish.* Turli qatlamlarning ketma-ket yoki ustma-ust takrorlanishi «qatlamlanish» deyiladi (41-rasm). Qatlamlanish qatlamni tashkil etuvchi maxsulotning tektonik, iqlimiylig, hidrologik, biokimyo-viy omillar ta’sirida davriy ravishda o‘zgarishi natijasida yuzaga keladi. Cho‘kindi jinslar qatlamlari ko‘proq suvli muhitda (asosan den-gizlarda) va kamroq quruqlik sharoitida hosil bo‘ladi.

Qatlamlanishning yirik, o‘rta, mayda, juda mayda, bir tekis va notekis, aniq va noaniq hamda ritmik turlari ajratiladi.

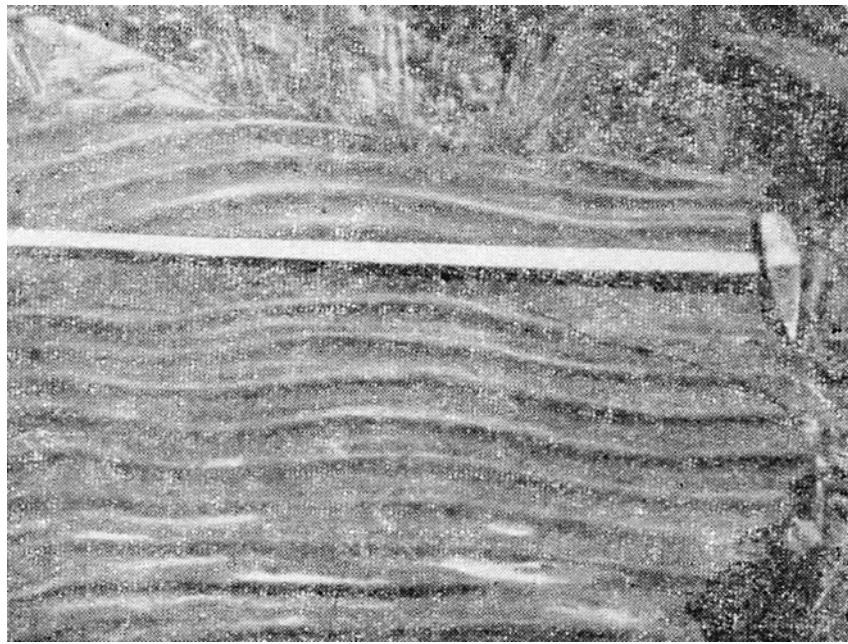


41-rasm. Cho‘kindi jinslarning gorizontal qatlamlanishi.

*Qatlanish.* Qatlanish deb bir qatlam ichida yupqa (bir necha mm dan bir necha o‘n sm.gacha) qatlamchalarning takrorlanishiga aytiladi. Qatlanish qatlamning ichki teksturasi hisoblanadi.

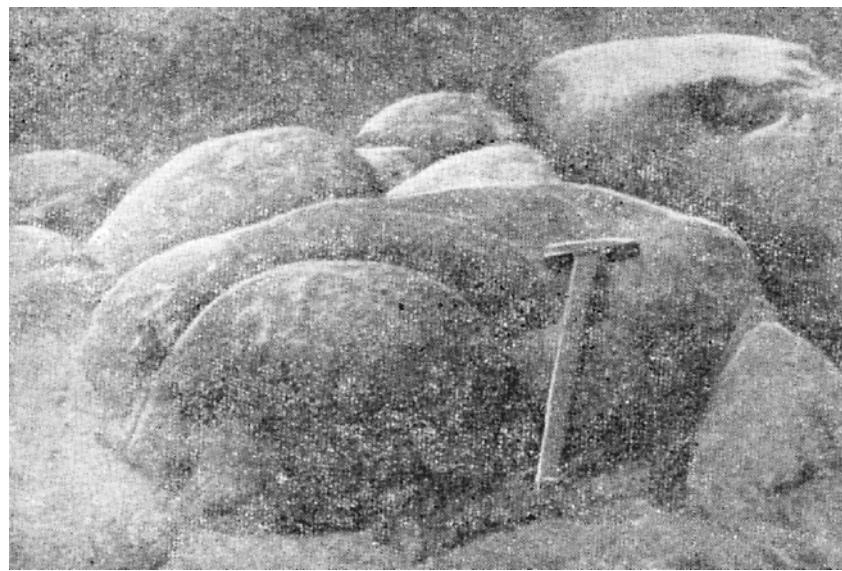
Qatlanishning quyidagi asosiy turlari ajratiladi: 1. Parallel. 2. To‘l-qinsimon. 3. Linzasimon 4. Qiyshiq. Har bir qatlanish turi qatlamning qanday sharoitda (dengiz, ko‘l, delta, daryo, shamol) hosil bo‘lgani haqida ma’lumot beradi.

*Qazilma ryablar.* Cho‘kindi tog‘ jinslari, ayniqsa qum, alevrolit va gil qatlamlari hosil bo‘layotganda, ularning qatlamlanish yuzalari tekis va silliq bo‘lishi, yoki aksincha, turli notejisliklardan va tamg‘alardan, ya’ni «belgi» lardan iborat bo‘lishi mumkin. Bu belgilar organizmlarning sudralish izlari yomg‘ir tomchilari izlari, chuvalchang va mollyuskalarning yorib kirgan izlari hamda to‘lqin, oqim va shamolning harakati natijasida qum yoki gil yuzasida hosil bo‘ladigan jo‘yaklar, ya’ni ryablar hisoblanadi. Ryablar odatda balandligi 1,5–2 sm keladigan, bir-biriga parallel, to‘g‘ri chiziqli yoki egilgan ariqchalar va jo‘yaklardan iborat bo‘ladi (42-rasm).



42-rasm. Alevrolit qatlamlaridagi qazilma jo'yaklar.

*Ajralish.* Tog' jinslarining ma'lum tartibda joylashgan yoriqlar bo'yicha bo'linishiga «ajralish» deyiladi. Magmatik tog' jinslarida bo'lgani kabi cho'kindi jinslarga ham ajralish xos. Plitasimon va sharsimon (43-rasm) ajralishlar shular jumlasidandir.



43-rasm. Ohaktoshlarning sharsimon ajralishi.

*Sement.* Cho'kindi jins bo'laklari to'plangan joyda ular orasiga erigan ohak yoki gillar kirib, bo'laklarni biriktiradi. Tarkibi bo'yicha sement turlicha bo'lishi mumkin. Tabiatda eng ko'p uchraydiganlari:

gilli, alevritli, qumli, ohakli, temirli, kremniyli sementlar. Cho‘kindi jinslarni ta’riflashda ularning sementini aniqlash shart. Chunki jinsning qattiqligi uning sementiga bog‘liq.

*G‘ovaklilik.* Cho‘kindi tog‘ jinslarining g‘ovakliligi suv, neft va gaz konlarining paydo bo‘lishi hamda muhandislik geologiyasida ahamiyatli bo‘lgani uchun o‘rganiladi. G‘ovaklilik turli omillarga bog‘liq bo‘lib, ularga jins hosil qiluvchi sharoit, jins bo‘laklarining o‘lchamlari, sement kabilar kiradi.

*Rang.* Cho‘kindi tog‘ jinslari tabiatda mavjud bo‘lgan barcha ranglarga ega. Ularning rangi jins bo‘laklari rangiga, aralashmalari, sement va jins paydo bo‘lgan muhitga bog‘liq.

Qizil, qo‘ng‘ir va pushti ranglar jinslarning quruqlikda, issiq iq-limda hosil bo‘lganiga ishora qiladi. Qora rang uglerodli, marganetsli birikmalar hisobiga bo‘ladi. Sariq va qo‘ng‘ir rang limonitning borligidan darak beradi.

Ko‘pincha cho‘kindi tog‘ jinslarining rangini belgilashda qo‘shimcha rang nomlari qo‘shib ishlataladi: jigarrang-qo‘ng‘ir, yashikul rang va hokazo.

#### **40-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari strukturasi va teksturasi**

Cho‘kindi tog‘ jinslarining strukturasi jinsn tashkil etgan bo‘lakkarning yoki zarralarning katta-kichikligiga bog‘liq bo‘ladi. Bular orasida yirik bo‘lakli, qumtoshli, ilsimon, gilli va aralash strukturalar ma’lum.

Kimyoviy yo‘l bilan hosil bo‘lgan jinslarning strukturasi quyidagi gilarga bo‘linadi:

- |                       |               |
|-----------------------|---------------|
| 1) yirik kristalli    | (>1,0 mm);    |
| 2) o‘rta kristalli    | (1–0,1 mm);   |
| 3) yashirin kristalli | 0,1–0,01 mm); |
| 4) pelitomorf         | (<0,01 mm).   |

Organik jinslarning strukturasi unda saqlangan organizmlarning saqlanish darajasiga bog‘liq bo‘ladi. Shunga ko‘ra ular 2 xilga bo‘linadi:

- a) biomorf – organizmlar yaxshi saqlangan;
- b) detritisli – organik qoldiqlar skelet bo‘laklaridan iborat.

Cho‘kindi tog‘ jinslari ularning tarkibidagi jins bo‘laklarining katta-kichikligiga qarab, teng va har xil bo‘lakli struktura, mayda-mayda

dumaloq sharchalar ko‘rinishidagi oolit struktura, minerallarning katta-kichikligi va shakliga bog‘liq tolali struktura, o‘tkir qirrali bo‘laklardan tashkil topgan brekchiyasimon strukturali bo‘lishi mumkin.

Eng ko‘p uchraydigan teksturaga quyidagilar taalluqli:

– tartibsiz tekstura, jinsn tashkil etgan mahsulot tartibsiz, aralash-quralash joylashadi. Bunday tekstura morena yotqiziqlari hamda konglomerat jinslarda uchraydi;

– varaqsimon tekstura, jins bo‘laklarining kattaligi har xil bo‘lib, ketma-ket almashinib joylashadi;

– cherepitsasimon tekstura, varaqsimon teksturaning bir turi hisoblanadi. Jins donachalari yupqa qavatlari bo‘lib, joylashgan tekisliklari bo‘ylab to‘lqinsimon tuzilgan bo‘ladi. Jins qavatlari yupqa-yupqa cherepitsalarga ajraladi;

– jimjima tekstura, qatlamlar yuzasi jimjima shaklida ko‘rinadi va asta-sekin yo‘qolib ketadi.

Tarkibiga ko‘ra cho‘kindi jinslar sementi ohakli, gilli, kremniyli, qumli, kvarsli, mergelli, glaukonitli, temirli va hokazo bo‘ladi.

#### **41-§. Bo‘lakli cho‘kindi jinslar**

Cho‘kindi tog‘ jinslarining ichida bo‘lakli xillari eng ko‘p tarqalgan. Ular yana «mexanik jinslar» deb ham yuritiladi. Bunday jinslar jins yoki mineral bo‘laklaridan iborat bo‘lgan bo‘shoq yoki sementlashgan mexanik cho‘kindilar hisoblanadi. Bularning tasnifi bo‘laklarining katta-kichikligiga asoslangan. Shunga ko‘ra bo‘lakli jinslarning quyidagi xillari ajratilgan:

1) yirik bo‘lakli jinslar yoki psefitlar (yunoncha «psefoss» – toshcha).

Bo‘laklar kattaligi 2 mm dan katta: xarsangtosh, yumaloq bo‘lak, shag‘al va boshqalar;

2) o‘rta bo‘lakli jinslar yoki psammitlar (yunoncha «psammos» – qum) – 0,1–2 mm gacha turli qumlar va qumtoshlar;

3) mayda bo‘lakli jinslar yoki alevritlar va alevrolitlar (yunoncha «alevron» – un) – 0,01 dan 0,1 mm gacha lyoss, lyossimon suglinkalar (qumoqlar);

4) juda mayda dispers holidagi gill jinslar yoki pelitlar (yunoncha «pales» – gill) – 0,1 mm dan kichik turli gillar.

## Yirik bo‘lakli tog‘ jinslari

*Xarsang toshlar* – bular tog‘ jinslarining silliqlanmagan qirrali yirik bo‘laklaridan tashkil topadi. Bo‘laklarning kattaligi  $> 1$  m.

*Yirik g‘o‘la toshlar* – bular tog‘ jinsining silliqlangan bo‘laklaridan iborat. Bo‘laklar kattaligi 100 mm. Ular suv oqimlari juda katta kuchga ega bo‘lgan tog‘liq viloyatlarda ko‘pincha allyuvial yotqiziqlar orasida uchrab turadi. Muzlik hosil qilgan yotqiziqlar orasida ham xarsangtoshlar keng tarqalgan.

*8-jadval*

### Bo‘lakli jinslar tasnifi

Bo‘laklar kattaligi; mm		Bo‘laklar xarakteri va joylashishi					asosiy struktura	
		Bo‘shoq		Sementlashgan				
		qirrali bo‘laklar	silliqlangan bo‘laklar	qirrali bo‘laklar	silliqlangan bo‘laklar			
Yirik bo‘lakli jinslar	1000 dan katta	Xarsang tosh	Yirik g‘o‘latosh				Psefitli (dag‘al bo‘lakli)	
	100–1000	Xarsang tosh	G‘o‘latosh					
	10–100	Maydalan-gan tosh (shcheben)	Shag‘altosh	Brekchiya	Konglo-merat			
	2–10	Yirik qum (dresva)	Mayda shag‘al	Dresvelit	Gravelit			
Mayda bo‘lak	0,1–2	Qum 1–2 mm qo‘pol zarrali 0,5–1 mm yirik zarrali 0,25–0,5 o‘rtacha zarrali 0,1–0,25 mayda zarrali		qumtosh			Psammitli (qumli)	
Mayda bo‘lak	0,01–0,1	Alevrit		Alevrolit			Alevritli (ilsimon)	
Gilli jinslar	0,01 mm dan kichik	Gil		Argillit (suvda erimaydi, zich)			Pelitli (gilli)	

*Maydalangan tosh* – o‘tkir qirrali bo‘laklardan iborat bo‘lgan cho‘kindi tog‘ jinsi. Bo‘laklar kattaligi 10–100 mm. Bular asosan tog‘ jinslarining mexanik yo‘l bilan yemirilishidan hosil bo‘lib, tog‘ yon bag‘irlarida to‘planadi.

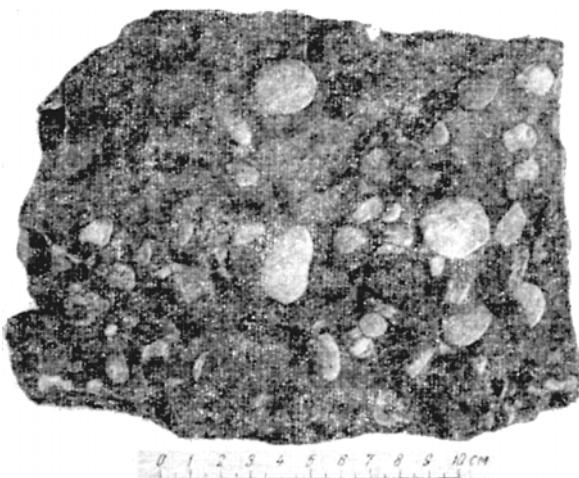
*Yirik qum* – silliqlanmagan zarrachalardan tashkil topadi. Zar-rachalar kattaligi 2–10 mm. Ko‘pincha granit elyuviyisidan iborat bo‘ladi.

*Shag‘al tosh va shag‘al – tog‘* jinsi bo‘laklarini suv oqimlari bilan bir joydan ikkinchi joyga eltib yotqizilishidan hosil bo‘ladi. Qirg‘oq to‘lqinlari geologik ishi natijasida ham paydo bo‘ladi. Bo‘laklar bir joydan ikkinchi joyga ko‘chirilganda ular silliqlanadi. Shag‘altosh bo‘laklarining kattaligi 10–100 mm, shag‘alniki – 2–10 mm ga teng. Mayda shag‘al «dag‘al zarrali qum» deb ham ataladi.

Hosil bo‘lishiga ko‘ra shag‘altoshlar va shag‘allar daryoda hosil bo‘lgan, ko‘lda hosil bo‘lgan, dengizda hosil bo‘lgan va muzlik hosil qilgan turlarga bo‘linadi. Shag‘altosh va shag‘al muhim qurilish mahsuloti hisoblanadi. Yo‘l qurilishlarida ko‘p ishlatiladi.

*Brekchiya* (ital. «brekchiya» – bo‘lak). O‘tkir qirrali sementlash-gan bo‘laklardan tashkil topgan jinslarga aytildi. Bo‘laklar kattaligi 2 mm dan katta bo‘ladi. Cement turli xil bo‘ladi, bo‘laklar bir xil va har xil tarkibli bo‘lishi mumkin. Brekchiyalar qulashlar, silkinib tushishlar (opolzen), ishqorsizlanish hamda tektonik harakatlar natijasida hosil bo‘ladi (tektonik brekchiyalar). Bulardan tashqari vulkan harakatidan ham hosil bo‘ladi

*Konglomerat* (lot. «konglomerat» – to‘dalamoq) – shag‘alning se-mentlashgan turi hisoblanadi (44-rasm).



44-rasm. Konglomerat.

Odatda konglomeratning geologik yoshi to‘rtlamchi davrdan qari bo‘ladi. Uni tashkil etgan shag‘al va sementli tarkibi turlicha bo‘ladi.

Cho‘kindi tog‘ jinsi qatlamlarining quyi qismida (tubida) joylashgan konglomeratlar «bazal konglomeratlar» deb ataladi. Ular yuvilish jarayoni va sayozlikdan darak beradi.

## 42-§. O‘rta bo‘lakli jinslar

*Qumlar* – zarralar katta-kichikligiga qarab, juda yirik zarrali (1–2 mm), yirik zarrali (0,5–1 mm), o‘rta zarrali (0,25–0,5 mm) va mayda zarrali (0,1–0,25) qumlarga bo‘linadi (8-jadvalga qarang).

Qumlarning mineral tarkibi va rangi turlicha bo‘ladi. Rangi ularni tashkil etgan mineral donachalarining rangiga bog‘liq. Qumlardagi eng ko‘p uchraydigan zarrachalar kvarsdan iborat bo‘ladi. Shuning uchun ham kvarsli qumlar ko‘p uchraydi, dala shpatli qumlar «arkozli qumlar» nomi bilan yuritiladi.

Qumlarda turli miqdorda glaukonit, slyuda, karbonatlar va ma’danli minerallar uchrashi mumkin (magnetit, monatsit, sirkon, oltin, platina, cassiterit, olmos). Ularning qumlardagi sanoat talabiga javob beradigan to‘plamlari *soch makonlar* deb ataladi. Sochma konlar esa tub konlardan boyroq bo‘ladi va oson o‘zlashtiriladi.

Hosil bo‘lishiga ko‘ra qumlar daryo, dengiz, qo‘l va dyuna qumlariga bo‘linadi. Qumlarni tashkil etgan donachalar o‘tkir qirralidan to yaxshi silliqlangangacha bo‘ladi (dengiz qumlari). Tarkibidagi minerallar soniga ko‘ra monomineralli (bitta mineralli) va polimineralli (ko‘p mineralli) bir tog‘ jinsi va bir mineral bo‘laklaridan iborat bo‘lsa «oligomikt qumlari», aksincha, ko‘p aralashmali bo‘lsa «polimikt qumlar» deyiladi.

*Qum toshlar* – sementlashgan qumlar hisoblanadi. Ular ham qumlar singari zarralarning o‘lchami, silliqlanganligi bo‘yicha turlarga ajratiladi.

Qumtoshlar sementi ohakli, gilli, kvarsli, bitumli va h.k. bo‘lishi mumkin.

Har xil tarkibli, juda yirik zarrali, murakkab tarkibli qumtoshlarda ba’zi bir asos effuziv jins bo‘laklari uchrasa, bunday qumtoshlar «grauvaklar» deb ataladi.

Piroklast mahsulotlarga boy bo‘lgan polimikt qumtoshlar *tufogen qumtoshlar* deb yuritiladi. Bunday qumtoshlar muhim ahamiyat kasb

etadi. Jumladan, shunday qumtoshlarning borligi ma'lum geologik davrda vulkan jarayonlarining kuchayganligidan darak beradi.

Qumtoshlar sanoatning ko'p sohalarida ishlataladi.

Kvarsli qumlar shisha va keramika (shisha, chinni, o'tga chidamli g'isht tayyorlashda), sanoatida, qurilishda keng qo'llaniladi.

Shisha sanoatida ishlataladigan qumlar juda ham toza bo'lib, faqat kvarsdan tashkil topgan bo'lishi shart.

#### **43-§. Mayda bo'lakli jinslar**

Bunday jinslar ularni tashkil etgan donachalarning katta –kichikligiga qarab qumtosh va gil jinslari oralig'ida joylashgan bo'lib, nisbatan kam tarqalgandir.

*Alevritlar* – juda kichik zarrali changsimon jinslar hisoblanadi. Dengizda, daryoda va eol yo'li bilan hosil bo'ladi. Alevrit jinslarning o'ziga xos turidan biri lyoss hisoblanadi. «Lyoss» – nemischa qotmagan, bo'shoq degan ma'noni beradi.

Lyoss bir xil tarkibli tog' jinsi bo'lib, och sariq rangda bo'ladi. Tarkibi kvars, gil va kalsitdan iborat. Tarkibini 50 % kvars donachalari, 20 %dan ko'prog'ini gil, 20–30 %ni kalsit tashkil etadi. Ozroq boshqa minerallar va ohaktosh g'uddalari (konkretsiya) bo'ladi. Lyoss yuqori darajada g'ovaksimon va suvo'tkazuvchan va osongina changsimon zarralarga maydalanib ketadi. Unda qat-qatlik sezilmaydi. Lyoss tabiiy ochilmalari ko'pincha tik devorli ko'rinishda uchraydi.

Lyossning hosil bo'lishiga oid bir qancha fikrlar (nazariyalar) mavjud. Haqiqatga yaqinrog'i – F.P.Rixtgofenning eol nazariyasi hisoblanib, buni Markaziy Osiyoda o'zbek olimi akad. G.O.Mavlonov yanada rivojlantirgan. Bu nazariyaga ko'ra minerallar zarralari shamol harakatidan bir joydan ikkinchi joyga ko'chirilib yotqiziladi. Lyossning qalinligi 100 m ga borishi mumkin. Shimoliy Xitoyda lyossning juda katta qalinligidagi qatlamlari ma'lum. O'rta Osiyoda, Ukrainada va Sibirning ko'pgina joylarida lyoss bor. Lyossimon tuproqlar serenum hisoblanadi. Chunki ularda juda ko'p foydali tuzlar saqlanadi.

Lyossga yaqin jinslar lyossimon suglinkalar (qumoqlar) hisoblanadi. Bularning lyosssdan farqi – qat-qat bo'lib, dag'al zarrali, qum mahsuloti ko'p bo'ladi. Lyossimon suglinkalar (qumoqlar) turli yo'l bilan hosil bo'ladi.

*Alevrolitlar* sementlashgan lyoss yoki lyossimon suglinkalar (qu-

moqlar) hisoblanadi. Ular qattiq gil jinslarga juda o‘xshash, ayniqsa gilli slanetslarni juda eslatadi. Alevrolitlar sementi ohakli va kremniyli bo‘ladi. Ochilib qolgan erlarda ular yupqa plastinkasimon va qat-qat bo‘ladi. Suvda ivimaydi.

#### 44-§. Gilli jinslar

Bo‘lakli jinslar ichida gilli jinslar eng ko‘p tarqalgan.

*Gillar* – eng mayda dispers cho‘kindi jins hisoblanadi. Quruq holatda ular ersimon tuzilishda bo‘lib, qo‘l bilan osongina maydalash mumkin. Ho‘l holida yog‘simon bo‘ladi. Namlanganda gillar yopish-qoq va plastik bo‘ladi. Quriganda ho‘l holidagi shaklini saqlab qoladi. Qizdirilsa qattiq toshga aylanadi. Gilning rangi turlicha. Gil qatlamlari suvo‘tkazmaydi.

Hosil bo‘lishiga ko‘ra gillar qoldiq va cho‘kindi (bir joydan ikkinchi joyga ko‘chirib kelingan) turlarga bo‘linadi.

Birinchi xil gillar yemirilganda o‘sha joyda to‘planib qolgan gil minerallaridan hosil bo‘ladi.

Cho‘kindi gillar suvdan juda mayda loyqa mahsulotlarning cho‘-kishidan tarkib topadi.

Cho‘kindi gillar orasida yana dengizda (dengiz qirg‘oqlarida), lagunada (dengizdan ajralib qolgan sayoz suv havzasi), shelf zonasida hosil bo‘lgan va kontinental (daryoda, ko‘lda, delyuviy, prolyuviy lyossleri) gillar ajratiladi. Mineral tarkibiga qarab gillar kaolinitli, montmorillonitli va boshqa xillarga ajratiladi. Tarkibida ko‘p kaolinit bo‘lgan gil yog‘simon gil hisoblanadi.

Gillarning asosiy qismini  $\text{SiO}_2$  (40–70 %),  $\text{Al}_2\text{O}_3$  (10–35 %),  $\text{K}_2\text{O}$ ,  $\text{Na}_2\text{O}$ ,  $\text{MgO}$ ,  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  va  $\text{H}_2\text{O}$  tashkil etadi.

Temir oksidi qo‘shimchalarining mavjudligi gillarga turlicha rang beradi. Gillarning eng ko‘p tarqalgan rangi – qizg‘ish-ko‘ng‘ir, kul rang va sarg‘ish-qo‘ng‘irdir.

Gil konlari juda ko‘p. Ular turli sohalarda: g‘isht tayyorlashda (g‘isht gillari), sopol idishlar, cherepitsalar, buyoqlar tayyorlashda ishlataladi.

Yagona mineralli gillar (kaolinitli, montmorillonitli va boshqalar) qimmatbaho hisoblanadi. Bunday gillar juda ko‘p tarqalgan.

Gillarning texnik xillaridan chinnisozlik gillari va o‘tga chidamli gillar ajratiladi.

Birinchi xili butunlay kaolinitdan tashkil topadi, ikkinchi xili 1700 °C da eriydi. Ularda aluminiyning gidrat oksidi va slyudalar bo‘ladi.

*Argillitlar* – zich, suvsizlangan va sementlashgan, suvda erimaydigan gil turi hisoblanadi. Ko‘pincha sement rolini xalsedon o‘taydi.

Toza gillardan tashqari tabiatda aralash qumtosh-gilli tog‘ jinslari ko‘p tarqalgan. Bularga supes va suglinkalar (qumloq va qumoqlar) taalluqlidir. Supeslar (qumloq) taxminan 20–30 %gacha gil zarralardan, suglinkalar (qumoqlar) esa 20–30 %dan 40–50 %gacha gil zarralardan tashkil topadi.

## 45-§. Kimyoviy cho‘kindi jinslar

Kimyoviy va biokimyoviy cho‘kindilar eritmalaridan turli reaksiyalar natijasida cho‘kib hosil bo‘ladilar. Bunday reaksiyalar eritmalar konsentratsiyasining va haroratining oshishidan sodir bo‘ladi.

Diagenez bosqichida bunday cho‘kindilar tog‘ jinslariga aylanadilar.

Kimyoviy cho‘kindi jinslarga quyidagilar kiradi: a) laterit va boksitlar, b) temirli jinslar, d) marganetsli jinslar, e) fosforitlar, f) kremniyli jinslar, g) karbonatli jinslar, h) tuzlar.

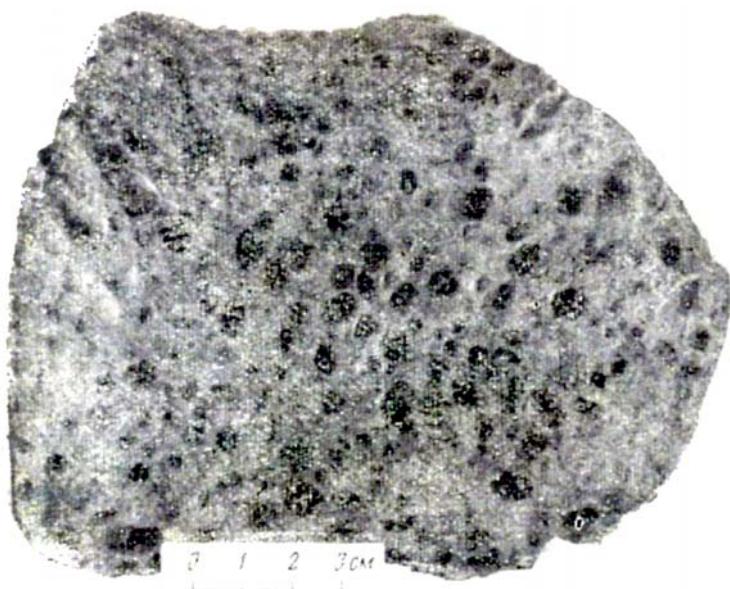
*Lateritlar* (lotincha «later» – g‘isht) – alumosilikatli magmatik jinslarning nurashidan hosil bo‘lgan qoldiq – ellyuvial jins hisoblanadilar. Lateritlar aluminiy oksidiga boy bo‘lib, asosan diaspor, gidrargillit va temir oksididan iborat bo‘ladi.

Lateritning rangi qizil, qattiqligi 2 dan 6 gacha bo‘lib, odatda ersimon, ko‘pincha konkretsiya tuzilishga ega bo‘ladi. Lateritlar issiq iqlimli mamlakatlarda qurg‘oqchil va yomg‘irli mavsumlarning o‘zaro almashib turishi natijasida hosil bo‘ladi. Bunday sharoitda magmatik jinslar juda ko‘p miqdorda kimyoviy parchalanadi. Bu jarayon «laterit nurash» deb ataladi. Laterit jarayonida magmatik jinslardan kremniy oksidi va ishqoriy elementlar olib chiqib ketilib, aluminiy va temirning gidrooksidlari hosil bo‘ladi.

Lateritlarning qalinligi bir necha 10 m dan goho 100 m gacha boradi. Boksitlarni qidirish va razvedka qilishda lateritlarni o‘rganishning ahamiyati kattadir. Lateritlar aluminiy uchun asosiy xomashyo bo‘lgan boksitlarning hosil bo‘lishida asosiy ahamiyatga ega.

*Boksitlar* – cho‘kindi yoki qoldiq tog‘ jinsi. Aluminiy uchun ma-

dan hisoblanadi. Tarkibi aluminiyning gidrooksidi-diaspor, byomit va gibbsit kabi minerallardan, temirli xloritlar, kaolinitdan tashkil topgan. Mineral tarkibiga ko‘ra boksitlar diasporli, byomitli va gibbsitli xillarga bo‘linadi. Tashqi ko‘rinishidan boksitlar juda mayda dispersli yumshoq yoki zich jinsga o‘xshaydi. Qattiqligi – 2–4, zichligi – 2. Boksitlarning rangi oq, kul rang, sariq, qizil. Ayniqsa oq va qizil ranga uchun eng xarakterli hisoblanadi. Rangi tarkibidagi temirning miqdoriga bog‘liq bo‘ladi. Ko‘pincha boksitlar oolitli tuzilishga ega bo‘ladi va gil jinslariga juda ham o‘xshaydi. Boksitlar nurash jarayonida ko‘l va sayoz dengiz qirg‘oqlarida hosil bo‘ladi. Aluminiy uchun asosiy xomashyo hisoblanadi (45-rasm).



45-rasm. Boksit jinsi.

### **Temirli cho‘kindi jinslar**

Bunday jinslar o‘ta asosli tog‘ jinslarining lateritli nurashidan yoki eritmalardan cho‘kib hosib bo‘ladi. Temir manbai bo‘lib magmatik yoki metamorfik jinslar hisoblanadi. Bularda temirning o‘rtacha miqdori 4,5 %dan ko‘p. Temir lateriti hosil bo‘layotganda temir tub jinslar nuragan joyda qolib to‘planib yirik konlar hosil qiladi.

Temirli jinslar ko‘l va dengiz havzalarida ham temir birikmalarini bir joydan ikkinchi joyga olib borib cho‘kishidan hosil bo‘ladi. Bular ko‘p tarqalgan bo‘lib, muhim amaliy ahamiyatga ega.

Temirli cho‘kindi jinslarga gidrogyotit, gematit, limonit, siderit

kabi minerallarning gili ko‘proq, qumli jinslar aralashmasi kiradi. Ular qatlam va linza ko‘rinishida uchraydi.

### **Manganetsli cho‘kindi jinslar**

Bunday jinslar temirli jinslarga qaraganda kamroq tarqalgan bo‘lsada, ular muhim ahamiyatga ega. Manganets kolloid eritma holida ko‘chib yuradi va temir birikmalariga nisbatan chuqurroq joylarda cho‘kadi. Manganets jinslari va ma’dani hosil bo‘lishida mikroorganizmlar (bakteriyalar) ishtirok etishi ham mumkin.

Manganets ma’danlari qora pirolyuzit va manganetsning boshqa oksid birikmalari holida hamda pushti rodoxrozit holida uchraydi.

### **Fosforitlar**

«Fosforitlar» deb fosfor kislotasining kaltsiyli tuzlariga boy ( $P_2O_5$  – 12–40 %) bo‘lgan turli cho‘kindi jinslar (qumtosh, gil, mergel)ga aytildi

Rangi kul rangdan qoragacha. Fosforitlarni ohaktosh, qumtosh va kremenlarga o‘xhash qatlam shaklida va konkretsiyali xillari uchraydi.

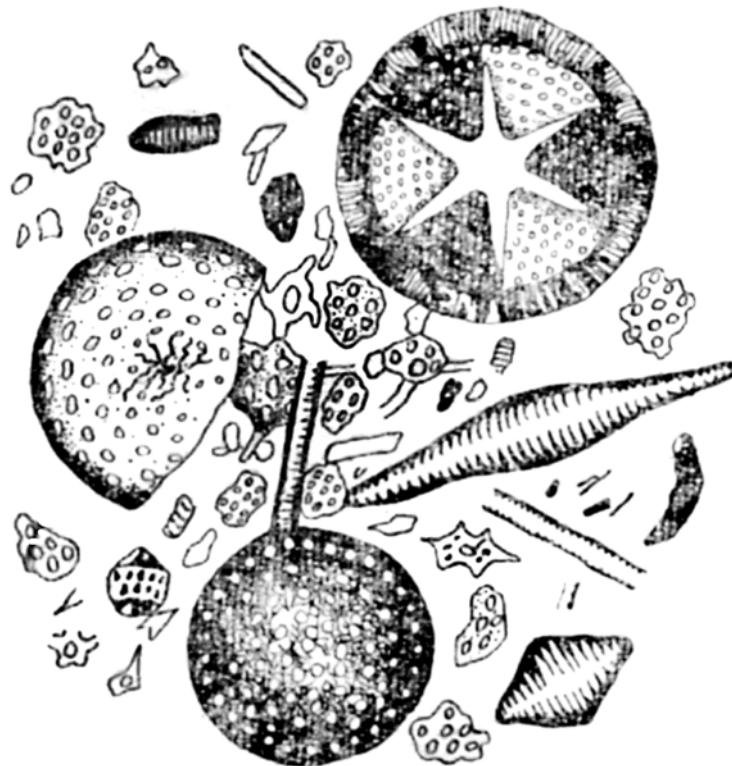
Fosforitlarning hosil bo‘lish to‘g‘risida turlicha nazariyalar bor. Rus olimlari A.D.Arhangelskiy va Ya.V.Samoylov fosforitlarning hosil bo‘lishining «biolit» nazariyasini ishlab chiqqanlar. Bunga ko‘ra dengizda iqlim sharoitining keskin o‘zgarishidan hayvonot dunyosi halok bo‘lib, suv ostiga cho‘kib, dengizlar tubida fosforitlar holida yig‘imini beradi. A.V.Kazakov esa fosforitlarning kimyoviy yo‘l bilan hosil bo‘lish nazariyasini olg‘a surgan va buni hozir ko‘pchilik olimlar tan oladi. Ma’lumki, dengiz suvida ko‘p miqdorda erigan fosfatlar bor.  $P_2O_5$  ning eng ko‘p miqdori 500 m chuqurlikda to‘planadi. Bularni dengizda suzib yuruvchi hayvonlar o‘zida to‘playdi. Ular halok bo‘lganda dengizning chuqur joylariga cho‘kadi. Qirg‘oq tomon yo‘nalgan oqimlar sayoz joylarga etganda undagi  $CO_2$  bosimi pasayib ketib kaltsiy karbonati va kaltsiy fosfati xosil bo‘ladi. Kazakov nazariyasiga ko‘ra dengiz suvidan fosforitning cho‘kishi 50 m dan 150 m chuqurlikkacha bo‘lgan shelf zonasida sodir bo‘ladi. Fosforitlardan mineral o‘g‘it uchun xomashyo sifatida foydalaniladi.

## Kremniyli jinslar

Kimyoviy va organik yo‘l bilan hosil bo‘lgan kremniyli jinslar deyarli ko‘p tarqalgan. Bunday jinslarga radiolyaritlar, diatomitlar, trepel, opokalar va yashmalar taalluqlidir. Bulardan radiolyaritlar va diatomitlar organik yo‘l bilan hosil bo‘ladi.

*Radiolyaritlar* – bo‘sh sementlashgan kremniyli jinslar bo‘lib, rangi sarg‘ish-kul rang yoki qizil bo‘ladi. 50 %dan ko‘prog‘i radiolyariy skeletidan iborat. Radiolyaritlar bir xujayrali mikroorganizm bo‘lib skeleti kremniyli (opalli) bo‘ladi.

*Diatomitlar* – sementlashgan yoki bo‘shoq kremniyli jins hisoblanib diatomli suvo‘tlaridan tarkib topadi. Diatomitlarda shuningdek radiolyariy va gubkalar ignalari bo‘ladi (46-rasm). Diatomitlarda gil moddasi, kvars va glaukonit donalari uchraydi.



46-rasm. Diatomitning mikroskop ostida ko‘rinishi.

Diatomit g‘ovakli, yumshoq, yengil, tilga yopishadigan jins bo‘lib, rangi oq yoki och sariq. Qattiqligi 1,9–2,2 ga teng.

Diatomitlar odatda dengiz va ko‘l tublarida yig‘ilib, goho katta qalinlikdagi uyumlarni hosil qiladi.

*Trepel* – diatomitga juda o‘xhash jins. Ammo trepel organik qoldiqlardan emas, balki opal va kremniyning mayda (0,01–0,001 mm) zarralaridan tashkil topadi.

Tashqi ko‘rinishi bo‘shoq, g‘ovakli. Upasimon jins, ammo zich xillari ham bo‘ladi. Rangi oq, sariq, qo‘ng‘irdan to qoragacha bo‘ladi. Serg‘ovak bo‘lgani uchun filtr sifatida, issiqlik va tovush o‘tkazmaydigan mahsulot bo‘lib ishlataladi.

*Opokalar* – trepelga juda o‘xhash opalsimon g‘ovakli jinsdir. Trepeldan qattiqligi bilan farqlanadi.

*Yashmalar* – zich, toza bo‘limgan xalsedonli jinslardir. Ko‘p qismi qo‘shimchalar va bo‘yovchi moddalardan iborat.

Rangi turlicha. Dunyodagi eng qimmatboho yashmalar Rossiyaning Ural va Oltoy o‘lkasida topilgan. Yashma bezash materiali hisoblanadi.

Kremniyli cho‘kindi jinslarga geyzeritlar va boshqa kremniy tuflari ham mansubdir. Ular geyzerlar va issiq buloqlardan hosil bo‘ladi.

## Karbonatli jinslar

Bularga ohaktoshlar, dolomitlar va mergellar kiradi. Kimyoviy va biokimyoviy yo‘l bilan hosil bo‘lgan cho‘kindi jinslar orasida karbonatli jinslar eng ko‘p tarqalgan.

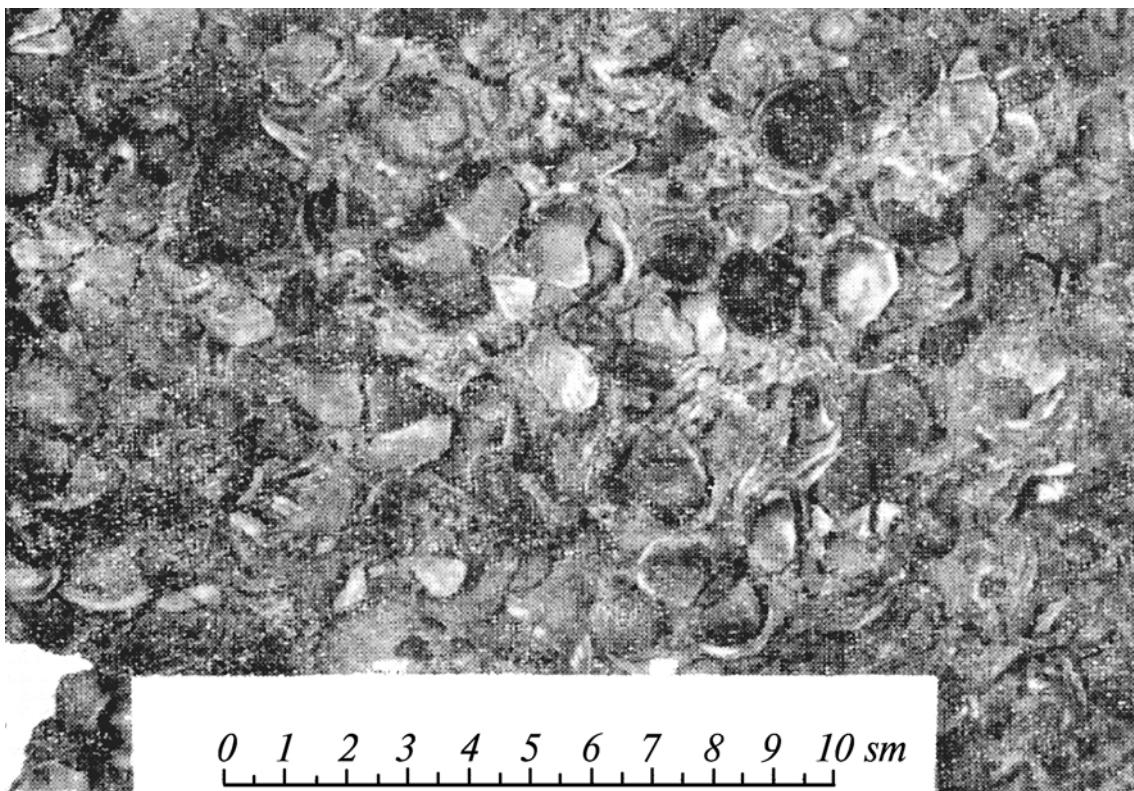
Ohaktoshlar bir mineraldan-kalsitdan ( $\text{CaCO}_3$ ) tashkil topgan. Toza holda ohaktosh 56 %  $\text{CaO}$  va 44 %  $\text{CO}_2$  dan iborat bo‘ladi. Hosil bo‘lishiga ko‘ra ohaktoshlarning ikki asosiy xili bo‘ladi:

- 1) organik yo‘l bilan hosil bo‘lgan ohaktoshlar;
- 2) kimyoviy yo‘l bilan hosil bo‘lgan ohaktoshlar;

Goho bo‘lakli xili ham ajratiladi. Bular ohaktosh bo‘laklaridan iborat bo‘ladi.

Ohaktoshlar asoan organik yo‘l bilan hosil bo‘ladi. Ular hayvonlarning ohakli skeletlari va chig‘anoq qoldiqlaridan hamda o‘simlik qoldiqlaridan (zoogen va fitogen ohaktoshlar) hosil bo‘ladi.

Hayvonlar skeletlari va chig‘anoqlari butunlayicha saqlanishi mumkin yoki maydalanishi, o‘zgarishi va qayta kristallanishi mumkin. Agarda ohaktosh chig‘anoq bo‘laklari va butun chig‘anoqlardan hosil bo‘lsa «chig‘anoqtosh» deb ataladi. Organik qoldiqlarning qaysi turlarining saqlanishiga qarab ohaktoshlar fuzulinali, nummulitli, mshan-kali va boshqa xillarga bo‘linadi (47-rasm).



47-rasm. Chig‘anoqli ohaktosh

Organik yo‘l bilan hosil bo‘lgan ohaktosh jinslarga bo‘r ham taalluqlidir. Bo‘r kalsitning upasimon zarralaridan, foraminifera va kokkolit chig‘anoqlaridan (ohak po‘stli bir hujayrali dengiz o‘tlari) tashkil topadi. Bo‘r davri jinslari bo‘rga juda boy hisoblanadi.

Kimyoviy yo‘l bilan hosil bo‘lgan ohaktoshlar juda mayda donali bo‘lib, ko‘pincha oolit, konsentrik tuzilishda bo‘lib oqma shakllari (stalaktitlar, stalagmitlar, po‘stlar va h.k.) ham uchraydi.

Ohaktoshning rangi ko‘pincha oq, kul rang bo‘ladi. Qattiqligi – 3. Suvda erimaydi, ammo karbonat kislotasi ko‘p bo‘lgan suvda eriydi.

*Dolomit* – keng tarqalgan cho‘kindi jins bo‘lib, faqat dolomit mineralidan ( $\text{CaMg} [\text{CO}_3]_2$ ) tashkil topadi. Dolomitda ko‘pincha kalsit va gil qo‘shimchalari, goho gips, flyuorit, selestin, opal zarralari bo‘lishi mumkin.

Dolomitning tashqi ko‘rinishi sarg‘ish oq, goho qo‘ng‘ir dog‘i bo‘ladi. Qattiqligi – 3,5–4; zichligi – 2,8–2,9. Sovuqda HCl kislotasida dolomit qiyinchilik bilan parchalanadi. Un xolidagi dolomit isitilganda ko‘pirmasdan yaxshi eriydi.

Dolomit hosil bo‘lishi to‘g‘risida bir qancha fikrlar bor:

a) ohaktoshlarning dolomitlashishidan;

b) ohaktoshli cho'kindining dastlabki diagenez davrida dolomite-lashishidan;

d) eritmalarining kimyoviy cho'kishidan paydo bo'lishi mumkin.

*Mergel* – ohaktosh-gilli jins. Gil materiali 30–50 %. Gilning miqdoriga qarab ohaktoshli gil, mergel va gilli ohaktosh ajratiladi.

Mergel rangi – ola-bula va kul rang.

Dengiz va ko'lida hosil bo'ladi. Sement sanoatida yaxshi xom ashe hisoblanadi.

## Tuzlar

Tuzlar tipik kimyoviy cho'kindilar hisoblanadi. Haqiqiy suv eritmalaridan cho'kadi. Yopiq (berk) suv havzalarida, sayoz qo'ltiqlarda va tuzli lagunalarda hosil bo'ladi. Ko'p bug'lanish – asosiy sababchi. Yer qurrasining arid (issiq) iqlimli zonalari uchun xosdir.

Tuz yig'ilishi jarayonini rus olimi A.E.Fersman «galogenez jarayoni» deb atagan.

Dengiz suvidagi tuzlarning o'rtacha miqdori 35 g/l, ya'ni 3,5 %.

Tuz hosil bo'lishi jarayoni sodir bo'layotgan maydonlarning o'ziga xos xususiyatlaridan biri – ularning har xil miqdorda jadallik bilan cho'kishi hisoblanadi. Jadal cho'kayotgan maydonlarga juda ham konsentratsiyalashgan namakobli suvlar yig'ilib, u yerlarda ko'p bug'lanish sodir bo'lganda namakobdan tuzlar kristallanadi.

Sayyoramiz rivojlanishining ba'zi davrlarida juda ham katta tuz uyumlari hosil bo'lgan. Masalan, Perm davrida tuz hosil bo'lgan tuz havzasi Rossiyada Shimoliy Uraldan Kaspiy ko'ligacha bo'lgan maydonni egallagan. Kembriy davrida hosil bo'lgan tuzli havza Sharqiy Sibirda juda katta maydonni egallagan.

Hamma tuzlarning 77,8 % NaCl, 10 foizchasi MgCl<sub>2</sub> ga to'g'ri keladi. Boshqa tuzlar juda ham kam.

Tuzli cho'kindilarga gips (Ca[SO<sub>4</sub>] · 2H<sub>2</sub>O) angidrit (Ca[SO<sub>4</sub>]), galit (NaCl), silvin (KCl) va karnallit ham kiradi.

Tuzlar odatda qat-qat qatlama holida yotadi. Goho tuzlar alohida linza holida, ba'zilari tuz gumbazlari shaklida uchraydi. Tuz uyumlarining qalinligi 500 m gacha boradi. Bir qancha o'n, hatto 100 km<sup>2</sup> maydonni egallashi mumkin.

## **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Cho‘kindi jinslar qanday hosil bo‘ladi?
2. Nurashni ta’riflang.
3. Nurash mahsulotlari qay holatda boshqa joyga olib ketiladi?
4. Diagenez nima?
5. Cho‘kindi jinslarning yotish xolati.
6. Qatlamlanishni tushuntiring.
7. Cho‘kindi jinslarning minerallari.
8. Cho‘kindi jinslar tasnifi.
9. Bo‘lakli jinslar tasnifi.
10. Brekchiya va konglomerat nima?
11. Lyossga ta’rif bering.
12. Pelitlarga kiruvchi jinslar.
13. Gil minerallari.
14. Argillitlar qanday jinslar?
15. Supes (qumoq) va suglinkalarni (qumloq) ta’riflang.
16. Biogen va biokimyoviy jinslarga nimalar kiradi?
17. Laterit va boksit nima?
18. Temir va marganetsli jinslar.
19. Fosforitlar qanday hosil bo‘ladi?
20. Kremniyli jinslarni sanab bering.
21. Karbonatlarga nimalar kiradi?
22. Bo‘r qanday jins?
23. Ohaktoshlarning ishlatilishi.
24. Mergel nima?
25. Tuzlarga ta’rif bering.

## **46-§. Kaustobiolitlar**

Kaustobiolit – yunonchadan «organik yo‘l bilan hosil bo‘lgan yonuvchi toshlar» demakdir. Kaustobiolitlarga ko‘mir, torf, yonuvchi slanetslar kiradi. Neft bilan yonuvchi gazlar kaustobiolitlar bilan genetik va geologik jihatdan bog‘liq. Bu tabiiy mahsulotlarning hammasi birgalikda yonuvchi foydali qazilmalarni tashkil etadi.

*Ko‘mirlar.* Hozirgi paytda ko‘mirning o‘simliklardan hosil bo‘lganligi aniq isbotlangan. Mikroskop yordamida olib borilgan tekshirishlar ko‘mirdagi hamma moddalar torfda ham borligini ko‘rsatadi.

Ko‘mir qatlamlarining ustida va ostida o‘simpliklar qoldig‘i uchraydi. Masalan: ildizi, po‘sti, tanasi, bargi va hokazo. Ko‘mirning hosil bo‘lishida odatda o‘simpliklarning ikki guruhi qatnashadi: quyi tabaqa o‘simpliklar guruhiga taalluqli vodorosllar (suvo‘tlari) va oliv tabaqa o‘simpliklar.

Ko‘mirning hosil bo‘lishini bir qancha bosqichlarga bo‘lish mumkin.

Birinchi bosqichda ko‘p miqdorda o‘simplik qoldiqlari to‘planib, ular buzila boshlaydi (parchalanadi). Ikkinci bosqichda torflarning ko‘mirlanishi sodir bo‘lib turli qazilma ko‘mirlar hosil bo‘ladi. Torf uyumi gil yoki qumtosh-gilli qatlamlar bilan qoplangandan keyin torfning suvsizlanishi boshlanadi. Natijada torf zichlashadi, undagi organik moddalar (gumuslar) biokimiyoviy jarayonlar natijasida va bakteriyalar ishtirokida tobora o‘zgarib boradi. Agar bu jarayonlar past haroratda ( $60\text{--}70^{\circ}\text{C}$ ) va past bosimda sodir bo‘lsa, qo‘ng‘ir ko‘mir hosil bo‘ladi. Bunday ko‘mir torfdan qattiqligi, suvliligi (namligi) va parchalanmay qolgan o‘simplik qoldiqlarining yo‘qligi bilan farqlanadi.

Qo‘ng‘ir ko‘mirdan toshko‘mirning hosil bo‘lishi uchun yuqori bosim va harorat ( $300^{\circ}\text{C}$ ) zarur bo‘ladi. Ko‘mirning qattiq xili «antratsit» deb ataladi. U metallsimon yaltiraydi va bir xil tuzilgan bo‘ladi. Ular uglerodga juda boy bo‘lib, juda oz miqdorda o‘zida kislorod saqlaydi.

Ko‘mirning issiqlik berish darajasi: qo‘ng‘ir ko‘mir – 3500–6000 kkal/kg; toshko‘mir 6000–8500 kkal/kg, antratsit 8000 kkal/kg gacha.

Torf o‘simplik mahsulotining to‘planib chirishidan (parchalani-shidan) hosil bo‘ladi. Asosan torf botqoqliklarda hosil bo‘ladi. Nam torf yarim suyuq atala holida bo‘ladi. Tarkibida 85–90 % suv saqlaydi. Bunday torf quritilib, undagi suv miqdori 25 %gacha kamaytiriladi. Buning natijasida uning hajmi 3–7 marta qisqaradi. Bunday torfning issiqlik berish darajasi 1500 kkal/kg dan 4200 kkal/kg gacha. Agar torfdan 25 % kul chiqsa, u sifatsiz hisoblanadi.

## Yonuvchi slanetslar

«Yonuvchi slanetslar» deb slanetslashgan gilli yoki mergelli tog‘ jinslariga aytildi. Ularning yupqa plastinkalari yonuvchan bo‘lib, burqirab (dudli) yonadi. Yonganda bitum hidi keladi (neft yoki kero-

sin). Yonuvchi slanetslar chukindi jinslar orasida qatlam-qatlam holida uchraydi. Ularning qaliligi bir necha santimetrdan bir necha metragacha etib, o‘nlab km ga cho‘zilgan bo‘ladi. Issiqlik berish qobiliyati 2000 kkal /kg. Issiqlik xomashyosi sifatida ishlatiladi.

Yonuvchi slanetslarning eng qimmatli xususiyatlaridan biri – qizdirilganda ulardan suyuq va gazsimon mahsulotlarning (qoramoy va gazlar) ajralib chiqishidir.

Bulardan neft mahsulotlari va qimmatbaho ogranik birikmalar olinadi (ixtiol, tiokreolin va b.). Ulardan 10–12 %gacha uchuvchan komponentlar ajralib chiqadi.

## **Neft va yonuvchi gazlar**

*Neft* – yog‘simon suyuqlik bo‘lib, sarg‘ish-jigarrang, to‘q jigarrang yoki qora bo‘ladi. Suvdan yengil, zichligi 0,75–1,00. Neft hosil qilgan asosiy elementlar vodorod va uglerod hisoblanadi. Uglerodning vodorodga nisbati C : H odatda 5,7–8,5. Agar neftning zichligi 0,900 katta bo‘lsa, u og‘ir neft hisoblanadi.

Neftning hosil bo‘lishi hozirgacha butunlay aniq emas. Bir qancha nazariyalar ma’lum. I.M.Gubkin nazariyasi mashhur nazariya hisoblanadi. Bu nazariyaga ko‘ra neft hosil qilgan mahsulotlar sochma organik jism (o‘simlik va hayvonotdan hosil bo‘lgan) dan iboratdir. Bular boshqa cho‘kindilar bilan birga subakval sharoitda (suv ostida) to‘planib kislород yo‘q sharoitda parchalanadi. Organik mahsulotlarning o‘zgarishidan gazsimon va suyuq uglevodorodlar hosil bo‘ladi. Bular neftning asosiy qismini tashkil etadi. Bunday uglevodorodlar gilli-ilsimon cho‘kindilar orasida to‘planadi.

## **Asfalt va ozokerit**

Asfalt va ozokerit neft bilan genetik bog‘liqdir.

*Asfalt* qora-qo‘ng‘ir yoki qora rangli amorf jism bo‘lib, solish-tirma og‘irligi – 1. Asosan vodorod va ugleroddan iborat. Ko‘pchilik olimlar «asfalt neftning oksidlanishidan hosil bo‘ladi» deb hisoblaydilar. Asfalt, asosan, neft mavjud joylarda uchraydi. Tomirsimon va oqma holida uchraydi.

*Ozokerit*, yoki «tog‘ mumi» neftning yer yuzasida o‘zgarishidan hosil bo‘lgan mahsulot hisoblanadi.

Tashqi ko‘rinishi asalari mumiga o‘xshaydi. Ammo rangi to‘q bo‘ladi. Tarkibiga ko‘ra ozokerit neftga yaqin bo‘lib, qattiq, suyuq va gazsimon uglevodorodni o‘zida saqlaydi. Zichligi – 0,90–0,94. Burqirab yonadi. Ozokerit neft konlari mavjud joylarda uchraydi. Tomirsimon va oqma shaklida bo‘ladi. Ozokerit koni O‘zbekistonda Farg‘ona vodiysida uchraydi.

Ozokerit va asfalt dielektrik (elektr o‘tkazmaydigan) hisoblanib, suvda erimaydi, quruq haydalganda gazsimon va suyuq uglevodorodlar, moylovchi va boshqa mahsulotlar beradi.

### **Kahrabo (yantar)**

Kahrabo paleogen davri (25–30 mln y.) ignabargli daraxtlarning qotgan smolasi (qatroni) hisoblanadi. U tipik organik birikma hisoblanib, 79 % uglerod, 10,5 % kislorod va 10,5 % vodoroddan iborat.

Rangi sariq, sarg‘ish-qo‘ng‘ir, jigarrang shaffof va xira bo‘lishi mumkin. Ko‘pincha qahrabo o‘zida barg va hasharotlarni saqlaydi. Qattiqligi – 2–2,5; zichligi – 1,05–1,10; oson eriydi. Yonganda xushbo‘y hid beradi.

Matoga (suknoga) ishqalanganda uning elektrianish xossasi muhim xususiyatlaridan hisoblanadi.

Kahrabo tabiatda noto‘g‘ri silliqlangan bo‘laklar holida qumtosh va qumtoshli gillar orasida uchraydi. Boltiq dengizi qirg‘og‘idagi kahrabo koni bir necha asrlar davomida qazib olinmoqda. Oq dengiz qirg‘og‘ida ham uchraydi.

Kahrabo zebu-ziynat sifatida ishlataladi. Yana qahrabo kislotasi, qahrabo laki va ba’zi bir meditsina preparatlari va reaktivlari tayyorlanadi. Elektr asboblarida izolyator sifatida ishlataladi.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Kaustobiolitlarga ta’rif bering.
2. Torf, qo‘ng‘ir ko‘mir, toshko‘mir va antratsitning farqi.
3. Neftning kimyoviy tarkibi.
4. Yonuvchi slanetslarga ta’rif bering.
5. Ozokerit, asfalt va qahraboni ta’riflang.

## 47-§. Metamorfik tog‘ jinslari

Tabiatda keng tarqalgan metamorfik jinslar endogen sharoitda yuzaga keladi. Mavjud tog‘ jinslarining yuqori harorat, katta bosim, gazsimon va issiq eritmalar ta’siridan o‘zgarishi jarayoni «metamorfizm» deb yuritiladi («meta» – so‘ng, keyin, «morfo» – qiyofa). Metamorfizmga barcha magmatik va cho‘kindi jinslar uchraydi. Bundan tashqari metamorfizmga metamorfik tog‘ jinslarining o‘zi qaytadan uchrashi mumkin. Bunday jinslar «metamorflashgan jinslar» deb ataladi. Metamorfizm jarayonida tog‘ jinslarining mineral va kimyoviy tarkibi, ichki tuzilishi va dastlab yotgan holati ancha o‘zgaradi.

Harorat, bosim va shuningdek, yer qa’ridan tog‘ jinslari darzliklari, bo‘shliqlari bo‘ylab siljib chiqadigan gazsimon va issiq suv eritmalarini metamorfizmning asosiy omillari hisoblanadi.

Metamorfizm jarayonida ishtirok etgan omillarga qarab metamorfizm turlari bir necha xil bo‘ladi.

*Dinamometamorfizm.* Tektonik harakatlar natijasida sodir bo‘lib, tog‘ jinslarining darz ketishi, maydalanishiga olib keladi. Bosim asosiy omil rolini o‘ynaydi. Bunday metamorfizmda jinslar qayta kristallanmaydi va kimyoviy reaksiyalar bo‘lmaydi; faqat jinslarning tashqi tuzilishi, ichki tuzilishi va ozroq mineral tarkibi o‘zgaradi. Tektonik brekchiyalar va juda mayda ichki tuzilishli *milonit* deb ataluvchi jinslar hosil bo‘ladi.

*Avtometamorfizm.* Metamorfizm o‘zgarishlari magmadagi yengil uchuvchan va oson siljiydigan komponentlar va gidrotermal eritmalar ta’siridan yuzaga keladi.

*Kontakt metamorfizm.* Magma atrof jinslarni yorib chiqayotganida ularni o‘z issiqligi va bosimi bilan qizitib yuboradi, bir qismini eritadi va ular bilan kimyoviy reaksiyaga kirishib jinslar tarkibini o‘zgartirib yuboradi. Bu jarayon odatda ikki xil tog‘ jinsi chegarasida bo‘lganligi uchun «kontakt metamorfizmi» deb ataladi. Kontakt metamorfizmining ikki xil-termal va metasomatik xili bor.

*Kontakt-termal metamorfizmda* intruzivni o‘rab turgan cho‘kindi jinslarni o‘zining harorati va kuchli bosimi ta’sirida o‘zgartiradi (ohaktosh marmarga, qumtosh kvarsitga, giltoshlar kristallik slanetsga va rogovikka aylanadi).

*Kontakt-metasomatik metamorfizm.* Ushbu metamorfizm magma-ning karbonatlar bilan tutashgan joylarida sodir bo‘lib, yangi jins-

skarnlar yuzaga keladi. Cho'kindi jinslarning tarkibi batamom o'zgarib, yangi minerallar paydo bo'ladi. Misol:



Yondosh cho'kindi jinslar dolomitlardan tashkil topgan bo'lsa, u holda magniyga boy skarn minerallari – olivin (forsterit), piroksen va boshqalar hosil bo'ladi.

*Regional metamorfizm.* Odatda regional metamorfizm katta maydonlarda yuz beradi. Metamorfizmning bu xilida hamma metamorfizm omillari ishtirok etadi.

Regional metamorfizmda slanetslar, marmarlar, amfibolitlar, gneytslar, granulitlar, eklogitlar kabi jinslar vujudga keladi.

*Ultra metamorfizm.* Burmalangan mintaqalarning chuqur qismlarida sodir bo'lib, tog' jinslari qisman erib magmaga o'xshash suyuqlik hosil bo'ladi. Bu suyuqlik jinslarga qatlamlararo kirib borib qotadi. Natijada «migmatit» deb ataluvchi jinslar hosil bo'ladi.

## 48-§. Metamorfik tog' jinslarining struktura va teksturasi

Metamorfik tog' jinslari struktura va teksturasi xuddi magmatik tog' jinslari struktura va teksturasini aniqlashdagi sabablarga asoslanadi. Asosan quyidagi ichki tuzilishlar ajratiladi: 1) kristalloblast; 2) katklast va milonit; 3) relikt yoki qoldiq.

*Kristalloblast* ichki tuzilishlar to'liq qayta kristallashishdan yuzaga kelgan metamorfik jinslar uchun xosdir. Minerallar morfologik xususiyati, katta-kichikligi, birga uchrashi va ularning o'zaro birga o'sishini tavsiflaydigan quyidagi kristalloblast strukturalar ma'lum.

Kristall donalarining katta-kichikligiga ko'ra gomeoblast (bir xil donali) va geteroblast (har xil donali) strukturaga bo'linadi.

Gomeoblast strukturalarning xillari ko'p bo'lib, asosiyları quyidagilardir:

*Granoblast* struktura mineral donalari qirralari va dumaloq bo'lgan jinslarga xosdir. Granoblast struktura kvarsit, marmor, rogovik, amfibolit kabi jinslar uchun xarakterli.

*Lepidoblast* struktura asosan tangasimon (slyuda, talk, xlorit) minerallardan tashkil topgan metamorfik jinslar uchun xos. Tabletkassimon minerallar subparallel joylashgan bo'ladi. Bunday struktura slanets, gneys jinslari uchun juda xarakterli.

*Fibroblast* struktura jins tarkibida tolasimon, ignasimon va yupqa plastinkasimon minerallar (serpentin, amfibol) mavjudligi bilan tavsiflanadi. Mineral donalari o‘zaro chalkashib ingichka tolali massani tashkil etadi. Serpentinit, ba’zi bir gneyslar uchun xos.

*Brekchiyasimon* struktura. Bunday ichki strukturaga mansub jinslar mineral yoki jinslarning o‘tkir qirrali va har xil katta-kichiklikdagi bo‘laklaridan tashkil topadi.

*Porfiroklast* struktura (sementli struktura) yuqori darajada maydalangan jinslar uchun xos. Birmuncha yirik mineral yoki jins bo‘laklari mayda jins zarralari va kukunsimon material bilan sementlashadi.

*Milonit* struktura – jins va mineral donalari intensiv maydalangan bo‘ladi.

*Relikt* struktura. Bunday ichki tuzilishlarga mansub jinslarda birlamchi o‘ziga xos boshlang‘ich ichki tuzilishlari saqlangan bo‘ladi.

Metamorfik tog‘ jinslarining teksturasi 2 katta guruhga bo‘linadi: meros (qoldiq) yoki relict va singenetik (metamorfik jinslar bilan bir paytda hosil bo‘lgan metamorfizm uchun xos) teksturalar.

Relikt tekstura metamorfizm jarayoni bosim ishtirokisiz bo‘lgan va slanetslashmagan jinslarda juda yaxshi saqlanadi.

Metamorfizmga xos teksturalar quyidagilardan iborat:

*Massiv* tekstura stress (bir yo‘nalishdagi bosim) ishtirok etmagan sharoitda qayta kristallahish natijasida vujudga keladi. Mineral aggregatlari (donalari) bir xil bo‘ladi. Rogovik, marmartosh, kvarsit, amfibolitlarda uchraydi.

*Dog‘simon* tekstura. Mineral donalari to‘da-to‘da bo‘lib notejis joylashadi. Kontakt metamorfizm jinslari uchun xos.

*Slanetslashgan* tekstura jinslarda parallel yuzalarning ko‘pligi bilan aniqlanadi. Slanetslashish tekisligida plastinkasimon va tangasimon minerallarning bir xil joylashishidan hosil bo‘ladi.

*Gneysli* va *gneyssimon* teksturalar slanetslashgan tashqi tuzilishdagiga o‘xhash, bunda ham mineral donalari parallel joylashadi.

*Yo‘l-yo‘l* tekstura har xil ichki tuzilish va tarkibli jins qatlamlarini birin-ketin almashinib joylanishidan hosil bo‘ladi. Magmatitlar, milonitlar va gneyslarda uchraydi.

*Chiziqli* tekstura jinsda o‘zaro parallel yo‘nalgan disten, sillimanit, amfibollar singari ignasimon va cho‘ziq prizma shaklidagi minerallar borligi bilan tavsiflanadi.

*Ko‘zli* tekstura jinslarning asosiy massasida aniq ajralib turgan minerallar (yoki ularning o‘simgalari) mavjudligi bilan aniqlanadi.

## **49-§. Metamorfik jinslar ta’rifi**

Dinamometamorfizm jinslari.

*Tektonik brekchiyalar* har xil katta-kichiklikda bo‘lgan o‘tkir qirrali va linzasimon jins parchalaridan tashkil topgan metamorfik jinsdir.

Strukturasi – brekchiyasimon. Teksturasi – massiv.

*Kataklastilar*. Tektonik harakatlar ta’siridan deformatsiyaga uchrab majaqlangan jinslar.

*Milonitlar* birlamchi jinslar juda maydalangan upasimon mahsulotdan iborat bo‘ladi.

Teksturasi slanetssimon, yupqa yo‘l-yo‘l, kamdan kam hollarda ko‘zli.

## **Regional metamorfizm jinslari**

Regional metamorfizmda turli tarkibli kristalli slanetslar (xloritli, gilli va h.k.), fillitlar, kvarsitlar, marmartoshlar, gneyslar va eklogitlar hosil bo‘ladi.

*Fillit* – to‘liq kristallangan juda mayda donali yupqa slanetslashgan metamorfik jins. Slanetslanish yuzasida seritsit tangachalari ko‘p tarqalgan va shuning uchun ipaksimon tusda yaltiraydi.

Teksturasi – yupqa slanetslashgan.

Mineral tarkibi yupqa tangasimon seritsit massasi, xlorit va kvars dan iborat.

Haroratning oshishi va bosimning yanada ortishi tufayli fillitlar kristalli slanetslarga aylanadi. Harorat va boshlang‘ich gil tarkibiga qarab kristalli slanetslar gilli, slyudali, xloritli, xlorit-slyudali va boshqa xillari bo‘ladi. Kristalli slanetslar kuchli ipaksimon yaltiraydi, yaqqol ko‘zga tashlanadigan slyuda (seritsit) tangachalarining mavjudligi xosdir.

*Amfibolitlar* – yashil, to‘q yashil zich yoki slanetssimon jins. Mineral tarkibi dala shpatlari (plagioklaz) va amfibollardan tashkil topgan. Epidot, granat, stavrolit, kvars ham bo‘ladi. Strukturasi – granoblast, porfiroblast va poykiloblast.

Regional metamorfizmning eng yuqori bosqichida gillar gneysga aylanadi. Teksturasi – massiv gneysli (yo‘l-yo‘l), goho slanetsli yoki ko‘zli. Strukturasi – donador kristalli, o‘rta yoki yirik donador. Mineral tarkibida kvars, dala shpatlari – mikroklin va ortoklaz asosiy qismini tashkil etadi.

Kremniy sementli kvarsli qumtoshlar metamorfizmga uchrasa kvarsitlarga aylanadi. Ular faqat kvarsdan iborat bo‘ladi. Mustahkam, massiv bo‘ladi, chig‘anoqsimon sinadi.

Ohaktoshlar metamorfizm jarayonida marmarga aylanadi. Rangi oq, kul rang, havo rang, pushti va qora bo‘ladi.

*Eklogitlar*. Yuqori harorat va kuchli bosimli zonalarda hosil bo‘ladi. Donador, massiv, goho slanetssimon bo‘ladi. Mineral tarkibi asosan granat va piroksendan iborat.

### **Kontakt metamorfizmi jinslari**

Kontakt metamorfizmi jarayonida eng ko‘p hosil bo‘ladigan jinslarga dog‘li slanetslar, tugunchakli slanetslar va rogoviklar kiradi.

*Dog‘li slanetslar* qoramtilrangli bo‘ladi. Metamorfizm jarayoni ning jadalligi tobora avj olishidan dog‘li slanetslar hisobiga tugunchakli slanetslar paydo bo‘ladi. Asosiy to‘qimaning ichki tuzilishi granoblast, lepidoblast. Mineral tarkibi kvars, plagioklaz, shox aldamchisi, slyuda va kordierit minerali mayda zarrachalaridan tashkil topgan. Andaluzit va kordierit minerali ko‘z bilan kuzatiladigan porfiroblast shaklida ishtirok etadi.

*Rovoviklar* – mayda donador qoramtilrangli metamorfik jins. Ko‘pincha sharsimon bo‘ladi. Sinishi chig‘anoqsimon. Mineral tarkibi: kvars, slyuda, ko‘pincha dala shpatlari, granat, andaluzit, sillimanit, kordierit.

### **Avtometamorfizm jinslari**

Avtometamorfizm jarayonida greyzen, serpantinit va talkli slanetslar paydo bo‘ladi.

*Greyzenlar* granit va effuziv jinslarning qayta kristallanishidan yuzaga keladi va granit massivlarining kontakt zonalarida joylashadi. Rangi – och. Mineral tarkibi kvars, muskovit, litiyli slyudadan iborat. Topaz, flyuorit, rutil, ma’danli minerallardan cassiterit, volframit, molibdenit bo‘ladi.

*Serpentinitlar* o‘ta asosli jinslar – peridotit, piroksenit, olivinit,

dunitlarning o‘zgarishidan hosil bo‘ladi. Rangi yashildan qoragacha. Strukturasi – halqali, fibroblast, lepidoblast; teksturasi – massiv.

*Talkli slanetslar* o‘ta asosli jinslarning o‘zgarishidan hosil bo‘lib, rangi och yashil, kul rang, oq. Asosan talk mineralidan iborat. Ichki tuzilishi – lepidoblast, tashqi tuzilishi – massiv yoki slanetssimon.

### **Ultrametamorfizm jinslari**

*Migmatitlar* tarkibi bir xil emas jinslar. Melanokrat (rangli minerallar juda ko‘p) metamorfik jinslar (substrat) va leykokrat (rangli minerallar juda oz) massadan tashkil topadi. Migmatit yunoncha «migma» so‘zidan olingan bo‘lib, «aralashma» ma’nosini anglatadi. Migmatit substrati kristalli slanets, gneys, amfibolitlardan iborat.

### **Takrorlash uchun savol va topshiriqlar**

1. Metamorfizm nima?
2. Metamorfizm turlari?
3. Metamorfik jinslarning yotish shakli?
4. Metamorfik jinslarning mineral tarkibi.
5. Metamorfik jinslar struktura va teksturasi.
6. Metamorfik jinslar qanday tasniflanadi?
7. Fillitlar qanday jins?
8. Marmarni ta’riflang.
9. Migmatitlar qanday hosil bo‘ladi?
10. Gneyslarni ta’riflang.

## ILOVALAR

*1-ilova*

### Minerallar tasnifi (A.G.Betextin bo‘yicha)

Mineral-larning nomi va formulasi	Singoniyasi. Kristalning shakli, agregat holati	Fizik xossalari			Paydo bo‘lishi sharoiti
		rangi	Yaltiroqligi, shaf-fofligi	Qat-tiqligi	
Mis Cu	Kub. Kristalli kam uchraydi. Shoxsimon o‘sintalar, donalar, dendrit va plastinka holida bo‘ladi.	Qizil, jigar rang	Yaltiroq bolg‘alanadi; elektrni yaxshi o‘tkazadi	2,5-3	Mis sulfid konlarining oksidlanish zonasida kuprit, malaxitlar bilan birga uchraydi.
Kumush Ag	Kub. Patsimon, bargcha, qilsimon shakllarda	Kumush-dek oq; usti qora gard bilan qoplangan	Yaltiroq; yumshoq tiraladi pachoqlanadi. Elektrni juda yaxshi o‘tkazadi.	2,5-3	Gidrotermal, oltin gugurtli va margimush surmali ma’dan larning oksidlani-shidan yuzaga keladi.
Oltin Au	Kub shaklli; donachalari kam uchraydi, qobiqcha, yaproqcha, shoxsimon ko‘rinishida.	Tilla-sariq rang; kumushga boy xillari och sariq.	Yaltiroq metallsimon, ezi-luvchan, yuqori darajada elektr o‘tkazadi, og‘ir mineral	2,5-3	Gidrotermal jarayonda xalkopirit-arsenopirit, piritlar bilan birga uchraydi.

Platina (polik- sen) Pt	Kub. To‘g‘ri, yakka donalar, kichik to‘dalar bo‘lib, ba’zan yaxlit holda uchraydi.	Kumush- dek oq, po‘latdek kul rang.	Metal yaltiroq, eziluv- chan, magnit xususiyat- ga ega; og‘ir.	4-4,5	O‘ta asosli intruziv jinslar bilan genetik bog‘liq.
Olmos S	Kub oktaedr, dodekaedr, mayda kris- tallardan tor- tib yiriklari ham bo‘ladi.	Shaffof, rangsiz, havo rangdan qoraga- cha.	Yaltiroq, o‘ta qattiq, mo‘rt elektrni kuchsiz o‘tkazadi.	Mut- laq qat- tiq- ligi	Genetik jihatdan o‘ta asosli – kimberlit, lamproitlar bilan bog‘liq.
Grafit S	Geksagonal, kristall yonlari uchburchakli chiziqlar bilan qop- langan olti burchakli tangachalar, zich tup- roqsimon.	Temirdek qora va po‘latdek kul rang	Metall- simon; kuchli yaltiraydi; ushla- ganda yog‘lan- gandek seziladi, yengil mineral.	1-2	Intruziv va pegmatitlar tarkibida, metamorfik jinslarda bo‘ladi.
Oltigu- gurt S	Rombik kristallari piramidal, kesik piramidal, ba’zan tup- roqsimon, gardsimon, buyraksimon oqiq-tomma shakllari bo‘ladi.	Limon- sariq, qo‘ng‘ir, qora (uglerodli aralash- malar bo‘lgani uchun).	Olmos- dek, bazan yoglan- gandek yaltiraydi.	1-2	1. Vulkan mo‘rilarida va jinslar yoriqlarida yopishib qotadi, 2. Gips qatlamlarining parchalanishidan, oltin-gugurtli ma’dan-larning oksidlanishidan hamda biokimyoviy sharoitda.

SULFIDLAR					
Xalkozin $Su_2S$	Rombik. Tabletkasi-mon; kalta ustunsimon, mayda donali massalar bo‘ladi.	Qo‘rg‘o-shindek kul rang.	Metalldek yaltiraydi.	5,5	Gidrotermal jarayonda; asosiy massasi mis-sulfid konlari tufayli hosil bo‘ladi.
Galenit- $PbS$	Kub. Ayrim hollarda oktaedr yonlari bilan murakkablashgan kub; donador massalar holida jinslar oralarida xol-xol donalar shaklida uchraydi.	Qo‘rg‘o-shindek kul rang soda bilan qizdirganda sof qo‘rg‘o-shin sharchasi hosil bo‘ladi. $HNO_3$ da oson erib anglezit $PbSO_4$ yuzaga keladi.	Metallsimon yaltiroq. Kuchsiz elektr o‘tkazuvchan. Mo‘rt.	2-3	Deyarli gidrotermal konlarda bo‘ladi. Rux va mis minerallari bilan birga uchraydi.
Sfalerit $ZnS$	Kub. Donador; ulanish tekisligi ko‘rinib turadi, ba’zan buyraksimon shakllarda uchraydi. Turlari: kleyofon-oq, marmatit-qora, (temir-ga boy), poshibramit-kadmiyga boy.	Jigar rang, qoramtil, ulanish tekisligi mukammal, mo‘rt, elektr o‘tkazmaydi.	Olmosdek yaltiroq	3-4	Gidrotermal jarayonda yuzaga keladi. Oksidlanish zonalarida oson erib, rux sulfidi hosil qiladi.

Kinovar HgS	Trigonal. Mayda, qalin tabletkachasi mon, noto‘g‘ri shaklli xol-xol donalar, yaxlit massalar, kukunsimon bo‘lib, yupqa po‘stloq ko‘rinishida uchraydi.	Qizil, ba’zan kul rang; og‘ir mineral. Qizdirganda sof simob yuzaga keladi.	Kuchli yarim metaldek yaltiraydi, yarim shaffof.	2-2,5	Past qora rangli gidrotermal kon hosil qiladi. U bilan antimonit, realgar, ba’zan pirit bilan, galenit, sfalerit birga uchraydi.
Realgar AsS	Monoklin. Prizmatik cho‘zinchoq o‘qi bo‘yicha parallel nozik chiziqchalar hosil qiladi. Yaxlit donador, ba’zan gard, tuproqqa o‘xhash sochiluvchi massalar hosil qiladi.	Sarg‘ish-qizil, to‘q qizil.	Yarim shaffof; yonlari olmosdek yaltiraydi.	1-2	Past haroratli gidrotermal sharoitda hosil bo‘ladi. Auripigment bilan birga uchraydi.
Auripig- ment As <sub>2</sub> S <sub>3</sub>	Monoklin. Kristallari prizmatik, yonlari egri. Ba’zan taroqsimon, qalampirsimon, radial, buyraksimon dumaloq massalar hosil qiladi.	Limon sariq, ba’zan qo‘ng‘ir.	Olmosdek yaltiraydi; ba’zan yarim metaldek yaltiroq.	1-2	Past haroratli gidrotermal jarayonda paydo bo‘ladi.

Molibde-nit $M\ ^\circ C_2$	Geksagonal; o‘ziga xos qavat-qavat, taxtachasi-mon qiyo-fada, ba’zan varaqdek, tangachalar hosil qiladi, ba’zan tuproq-simon.	Qo‘rg‘o-shindek, kul rang, qog‘ozga grafitdek chizadi.	Metalldek yaltiraydi; ba’zan yashilroq tovlanadi. Elektr o‘tkazadi.	1	Sanoatbop konlari gidrotermal sharoitda hamda skarnlarda paydo bo‘ladi.
Pirit $FeS_2$	Kub. To‘g‘ri tuzilgan kristallari ko‘p uch-raydi, tog‘ jinsi, ma’dan tarkiblarida u xol-xol donalar hosil qiladi.	Och mis-sariq sarg‘ish-qo‘ng‘ir ola-bula bo‘lib tovlanadi.	Metalldek yaltiroq; elektrni yaxshi o‘tkazadi. Yonlari parallel chiziqchalar bilan qoplan-gan.	6-6,5	Quydagi sharoitlarda paydo bo‘ladi: 1) magmatik 2) skarnlarda 3) gidrotermal 4) cho‘kindi jinslar oralarida.
Xalkopi-rit $CuFeS_2$	Tetragonal; yaxshi kristallari kam, yaxlit massalar va noto‘g‘ri shaklli donalar hamda buyrak va qalampirsi-mon ko‘ri-nishda bo‘ladi.	Mis-sariq, to‘q sariq, ola-bula bo‘lib tovlanadi.	Metalldek kuchli yaltiraydi. Soda bilan qizdirganda sof mis sharchasi ajraladi. Azot kislotasida parchalanib oltingugurt ajraladi.	3-45	Magmatogen (likvatsiya) koni. Tipik gidrotermal jarayonda kon hosil bo‘ladi.

Arsenopirit FeAsS	Monoklin. Odatda kalta ustunsimon, nayzasimon, ignasimon qiyofalarda uchraydi.	Qalaydek oq, po'latdek kul rang.	Metalldek yaltiraydi; mo'rt; elektr o'tkazadi. (bolg'a bilan urganda sarimsoq kabi hid chiqaradi).	5-6	Tipik gidrotermal va metasomatik konlar hosil qiladi. (oltinga yo'ldosh mineral Muruntog' va Zarmitan konlari).
----------------------	--	----------------------------------	--	-----	---

### OKSIDLAR

Kuprit $Cu_2O$	Kub. Kristall qiyofasi oktaedr, ba'zan dodokaedr, odatda mayda qilsimon, ignasimon va tup-roqsimon agregatlarda uchraydi.	Qizil, qo'rg'oshi n kul rang.	Yarim metaldek yaltiraydi; mo'rt.	3-4	Mis konlarining oksidlanish zonalarida xalkozin va bornit minerallaridan hosil bo'ladi.
Korund $Al_2O_3$	Trigonal. Kristallari bochka-simon, ustunsimon; piramidal shaklda bo'ladi. U kristallar orasida xol-xol donalar shaklida va yaxlit massa hosil qiladi.	Rangi ko'kish, sarg'ish kul rang, uning turlari sapfir-ko'k, rubin-qizil qimmat-baho mineral.	Shisha kabi yaltiroq, shaffof.	9	Glinozemga boy, kremnezemga kambag'al intruziv jinslarda, skarnlarda va regional metamorfizm sharoitida xosil bo'ladi

Gematit $\text{Fe}_2\text{O}_3$	Trigonal. Bo'shliqlarda plastinka-simon, romboedrik va kichik taxtachasimon kristallar. Ko'pincha, yaxlit zich yashirin kistallangan massa, bazan varaq-varaq yoki tangacha holida uchraydi.	Temirdek qora, po'-latdek rangli bo'-ladi. Ilmenit, magnetita o'xshash, farqi - shakli, qattiqligi bilan farqlanadi.	Yarim metalldek yaltiroq; HCl da sekin eriydi.	5-6	U intruziv jinslarda, gidrotermal sharoitda, skarn-metasomatik konlarda paydo bo'ladi.
Rutil $\text{TiO}_2$	Tetragonal. Prizma, ustunsimon, ignasimon shakllarda. Ignasimon turi «sagenit» deyiladi. Tarkibi bo'yicha anataz va brukitga o'xshash.	To'q sariq, qo'ng'ir qizil, rangsiz xillari juda kam uchraydi.	Olmos kabi yaltiroq, qoramtil xillari metalsimon; mo'rt	6	Intruziv. Pegmatit va gidrotermal konlarda ilmenit, magnetitlar bilan birga uchraydi.
Kassi-terit $\text{SnO}_2$	Tetragonal. Yaxshi kistallari bo'shliqlarda uchraydi. Aksariyati dipiramidal, prizmatikdipiramidal, ustunsimon shakllarda bo'ladi.	To'q qo'ng'ir, temirga boylari smolasimon qora.	Olmosdek yaltiroq, yog'langan.	6-7	Nordon intruzivlarda, ayniqsa greyzenlarda keng tarqalgan. Gidrotermal jarayonlarda ham paydo bo'ladi.

Pirolyuzit $MnO_2$	Tetragonal. Ignasimon, nayzasimon shakllarda, odatda yaxlit yashirin kristallangan, ba'zan kukun qurumdek bo'ladi.	Qora, ba'zan metalga xos ko'kimtir tusda tovlanadi.	Yarim metalldek yaltiraydi.	5-6	Gidrotermal konlarda, ba'zan sochlma konlarda uchraydi.
Kvars $SiO_2$	Geksagonal. Bo'shliqlarda druzalar billur, uning yaxlit massalari donador agregatlar dan iborat.	Rangsiz, shaffof, sutdek oq turlari: ametist-binafsha, Rauxtopaz – kul rang, morion-qora sitrin-sariq.	Shishadek yaltiroq, chig'anoq si-mon yuzalar hosil qilib sinadi. Pezolek-trylanish xususiyatiga ega.	7	Nordon va o'rtalik nordon intruziv va vulkan jinslarga mansub minerallar hamda pegmatit, gidrotermal, metamorfik va cho'kindi jinslarda ko'p uchraydi.
Urani-nit $UO_2$	Rombik. Rombo-dipiramidal kris tallari plastinkasimon, taxtachasi mon, ba'zan kalta ustunga o'xshaydi.	Qora, qo'ng'ir-qora.	Yarim metalldek yaltiraydi, shaffof emas. Mo'rt, elektr toki o'tkazadi.	6	Pegmatit jarayonda yuzaga kelib, wolframit, cassiterit, monatsitlar bilan uchraydi.
Magne-tit $FeO \cdot Fe_2O_3$	Kub. Kristallari oktaedrik, rombo-dodekaedrik shakllarda topiladi. Ba'zan	Temirdek qora, kristallar yonlari ko'kimtir bo'lib, tovlanadi. Kuchli	Yarim metaldek yaltiraydi.	5-6	Magmatik pegmatit, skarn, gidrotermal jarayonlarda paydo bo'ladi.

	yaxlit donador massalar, xol-xol bo‘lib intruziv jinslarda uchraydi.	magnit tortish xususiyatiga ega.			
Ilme-nit $\text{FeTiO}_2$	Trigonal. Yo‘g‘on ustunsimon, romboedrik va plastin-kasimon bo‘ladi.	Temirdek qora, po‘latdek kul rang, ba’zan qo‘ng‘ir-qizil	Yarim metaldek yaltiraydi; shaffof emas.	5-6	Ishqorli va nordon intruziv va pegmatitlarda paydo bo‘ladi.
Shpinel $\text{MgAl}_2\text{O}_4$	Kub. Oktaedrik shakllarda bo‘ladi.	Turli rangli: qizil, pushti, yashil, ko‘k. Rangsiz xili kam uchraydi.	Shaffof, shishadek yaltiraydi.	8	Intruziv, pegmatit jinslarda va kontakt-metasomatik jarayonlar mahsuloti.
Xrizoberill $\text{BeAl}_2\text{O}_4$	Rombik. Rombik-dipiramidal, qalin, taxtasimon, ba’zan qisqa yoki ustunsimon bo‘ladi.	Sariq, yashil sariq; zumrad kabi yashili «aleksandrit» deyiladi.	Shishadek yaltiraydi; yog‘langan-dek yaltiroq (qimmatba-ho)	8,5	Pegmatit va kontakt-metasomatik jarayon mahsuli.
Xromit $\text{FeCr}_2\text{O}_4$	Kub shaklida. Oktaedr, yaxlit donachali massalar	Temirsimon.	Metallga o‘xshash.	5,5	Magmatogen konlar tarkibida keng tarqalgan.

Limonit $\text{Fe}_2\text{O}_3 \cdot n\text{H}_2\text{O}$	Yaxshi kristallar hosil qilmaydi, oqiq massalar, radial shu'lasimon, kukunsimon, g'ovak shaklidagi agregatlari bor.	Sariq, qora-qo'ng'ir, to'q sariq.	Xira.	4,5	Cho'kindi konlar tarkibida, dengiz qirg'oqlari, ko'l va botqoqlik, sulfid konlarining oksidlangan zonalarida uchraydi.
Opal $\text{SiO}_2 \cdot n\text{H}_2\text{O}$	Amorf modda, massasi yaxlit, shishasimon oqiq ko'rinishida.	Oq sariq, kul rang, qo'ng'ir, ayrim vaqtarda kamalak rangiga o'xshab tovlanadi.	Xira, shishasimon.	5,5-6,5	Ekzogen konlar tarkibida, issiq, buloqlar (geyzerlar) atrofida va effuziv jarayonlar vaqtida sodir bo'ladi.

### KARBONATLAR

Kalsit $\text{CaCO}_3$	Trigonal. Donachalari romboedr, oqiq, gulsimon, stalaktit ko'rinishida.	Rangsiz, oq yoki och rang, har xil rangda ham bo'ladi.	Shishasimon yaltiroq, shaffof.	3	Endogen va ekzogen jarayonlar bilan bog'liq konlarda uchraydi.
Siderit (temir shpati) $\text{FeSO}_3$	Trigonal, romboedr agregatlari dona-dona, ersimon, oolit, sferoleiderit, zinch massa shaklida.	Sariq kul rang, yashil qo'ng'ir.	Shishasimon.	3,5-4,5	Past harorathli gidrotermal konlarda polimetall va cho'kindi ma'danlari tarkibida uchratish mumkin.

Magnezit $MgCO_3$	Trigonal. Tashqi ko‘rinishi marmarsimon, donachalari dag‘al chinni kabi ko‘rinishida, kristallari bilinmaydi.	Oq, kul rang, sariq.	Shoyi-simon.	1-4,5	Metasomatik jarayonlarda magnitli eritmalar ta’siri ostida yuzaga keladi.
Dolomit $CaMg [CO_3]_2$	Trigonal. Donachalari yaxlit marmarsimon zinch mas-sadan iborat.	Oq, sariq, kul rang, qo‘ng‘ir, qoramtir.	Shisha-simon.	3,5-4	Gidrotermal cho‘kindi, metamorfik konlar tarkibida.
Aragonit $SaSO_3$	Romb shakkida. Prizmatik, ingichka tolasimon, radial shu’lasimon, oqiq aggregatlar holida, shoxsimon va gul ko‘-rinishida ham bo‘ladi.	Oq sarg‘ish, oqish kul rang, kul rang.	Shisha-simon, sadaf-simon.	3,5-4	Asosan cho‘kindi konlar tarkibida, marmar jins ichidagi g‘ovak, darz, g‘orlar ichida uchraydi. Marvarid turi esa dengiz chig‘anoqlari orasida o‘sadi.
Malaxit $Cu_2CO_3 \cdot [OH]_2$	Monoklin shakkida. Kam kristalli. Ko‘pincha ersimon. Radial shu’- lasimon, ovalsimon po‘stloqsimon ko‘ri-nishda.	Och yashil.	Shoyi-simon	3,5-4	Infiltratsion, cho‘kindi konlar tarkibida, mis sulfidlari oksidlangan zonalarda uchraydi.

SULFATLAR					
Angidrit $\text{CaSO}_4$	Romb shaklida. Qalin tabletkasimon, prizmatik, ko‘pincha zich, donachasimon aggregatlar shaklida.	Oqish havo rang, ayrim hollarda rangsiz.	Shisha-simon, sadafdek tovlanadi.	3-3,5	Gidrotermal, metamorfogen konlarda, ko‘l va dengiz havzalari cho‘kindilari orasida hosil bo‘ladi.
Barit (og‘ir shpat) $\text{Ba}[\text{SO}_4]$	Romb shaklida, tablet-kasimon, plastinkasi-mon. Aggregatlari donachasimon, zich va varaqasimon.	Oq qizil, havo rang qo‘ng‘ir, ayrim hollarda rangsiz, shaffof.	Shisha-simon	3-3,5	Gidrotermal konlarda, oksidlangan zonalarda, sochma konlar tarkibida.
Mirabilit $\text{Na}_2(\text{SO}_4) \cdot 10\text{H}_2\text{O}$	Monoklin shaklida. Kristallari prizmatik ustunsimon, donachalari yaxlit, po‘-choqsimon aggregatlar-dan iborat.	Rangsiz oqish-yashil, sarg‘ish.	Shisha-simon.	1,5-2	Sho‘r suvli dengiz, ko‘l suv havzalarida, natriy sulfati bilan to‘yingan suvli erlarda yuzaga keladi.
Gips $\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$	Monoklin shaklida. Plastinkasi-mon, ustun-simon, igna-simon kris-tallarni hosil qiladi. Aggregatlari zich, donachasi-	Oq sariq, pushti, qizil. Rangi, kimyoyiv tarkibiga qarab o‘zgaradi.	Shisha-simon; sadafdek, shaffof.	2	Ko‘l, dengiz suv havzalarida, kimyoyaviy cho‘kindilar hosil qiladi. Vulkan jarayonlarida sulfid konlarining oksidlangan

	mon, tolasi-mon, varaqasimon.				qismlarida yuzaga keladi.
--	-------------------------------	--	--	--	---------------------------

### FOSFATLAR

Monatsit (Ce, La) [PO <sub>4</sub> ] ba'zan toriy ham bo'ladi.	Monoklin. Kristallari tabletka-simon	Qizil, jigar rang, sariq-qo'n-g'iyoq.	Shisha-simon.	5-5,5	Magmatik, pegmatit va sochma konlarda uchraydi.
Apatit Ca <sub>5</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub> (Cl, F)	Geksagonal. Kristallari geksagonal prizma va dipiramida shaklida, agregati qandsimon.	Rangsiz oq, yashil, sariq, binafsha rang, qo'ng'ir.	Shisha-simon, yog'si-mon.	5	Magmatogen, pegmatit, skarn konlarida hosil bo'ladi.

### VOLFRAMATLAR

Volframit (Fe, Mn) WO <sub>4</sub>	Monoklin. Kristallari plastinkasi-mon va tabletkasimon.	Qora, qoramtil qo'ng'ir, to'q qizil, jigar rang.	Xira.	5	Greyzen va gidrotermal konlarda yuzaga keladi.
Sheelit Ca[WO <sub>4</sub> ]	Tetragonal, dipiramida noto'g'ri shaklda donalar, ba'zan yaxlit massa holida.	Rangsiz, kul rang, sariq, yashil-sariq, qo'ng'ir.	Yog'si-mon olmosdek.	4,5	Gidrotermal, kontakt-metasomatik, greyzin konlari tarkibida uchraydi.

### SILIKATLAR

Olivin (MgFe) <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ]	Romb kris-talli, ko'pin-chacha dona-chasimon, yaxlit mas-salar holida uchraydi.	Yashil, sariq-yashilroq.	Shisha-simon shaffof xili – xrizolit.	6,5-7	Magmatogen, skarn konlari tarkibida uchraydi.
--	---	-----------------------------	--	-------	--

Granatlar (Mg, Fe,Mn, Ca,Cr) $\text{Al}_2$ [SiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>	Kub shaklida, kristallari izometrik ko‘rinishda, ko‘p qirrali (rombobode kaedrlar) shakllarda, yaxlit donachalar ko‘rinishida.	Tarkibiga qarab ranglari turliche bo‘ladi.	Shisha- simon.	7-8	Magmatogen, skarn, metamorfogen jarayonlari natijasida hosil bo‘lgan konlar va jinslar tarkibida yuzaga keladi.
Topaz $\text{Al}_2$ [SiO <sub>4</sub> ] (FOH) <sub>2</sub>	Romb shaklida. Kristallari rivojlangan, yoqlarining yuzida shtrix chiziqlar bor. Yoqlari (romb, prizma, dipiramida, pinakoid ko‘rinishida) yaxlit donchalari ham bor.	Rangsiz, odatda sariq rang, havo rang, pushti rang.	Shisha- simon.	8	Pegmatit, pnevmatolit- gidrotermal va sochma konlar tarkibida uchraydi.
Disten (kianit) $\text{Al}_2$ [SiO <sub>4</sub> ]O	Triklin. Agregati shu’lasimon, kristallari uzun, kalta simsimon, cho‘zinchoq plastinka- simon.	Havo rang, ko‘k, oq.	Shisha- simon.	4,5-6	Metamorfogen, magmatogen foydali qazilma boyliklar tarki- bida ko‘proq, magmatik jinslar tarkibida esa aksessor holida hosil bo‘ladi.
Sirkon $\text{Zr}[\text{SiO}_4]$	Tetragonal. Kristallari mayda	Tilla- simon sariq,	Qirralari olmos- simon	7,5-8	Birlamchi konlari ishqorli intruziv va pegmatit

	shakllarda, prizmatik va dipiramida, qalamchasi-mon xillari ham uchrab turadi.	qizg‘ish-qo‘ng‘ir, to‘q jigar rang, rangsiz.	yaltiroq, ayrimlari shaffof.		jinslar bilan bog‘liq; ikkilamchi konlari esa sochma holida uchraydi.
Berill $\text{Be}_3\text{Al}_2 \cdot [\text{Si}_6\text{O}_{12}]$	Geksagonal. Kristallari-ning ko‘ri-nishi geksagonal prizma, qalam-chasimon, druzalar shaklida.	Och yashil-zumrad, yashil-sariq, havo rang, ayrim hollarda rangsiz.	Shisha-simon, shaffof nur sochishi juda chiroqli.	7,5-8	Pegmatit, pnevmatolit, gidrotermal jarayonlari konlari ichida tarkib topadi.
Turmalin (murak-kab bor alyumo-silikatli birikma)	Trigonal. Kristallari prizmatik, qalamchasi-mon, ignasi-mon, nayza-simon radial – shu’lasi-mon ko‘rinishida. Kristall tomonlari bo‘ylab chiziqlar rivojlangan.	Pushti, qizil, yashil, sariq, qora, qo‘ng‘ir.	Shisha-simon, ranglisi shaffof.	7,5	Pegmatit, greyzen, gidrotermal va magmatik jinslar ichida yuzaga keladi.
Rodonit $\text{Mn}_3 [\text{Si}_3 \text{O}_9]$	Triklin. Kristallari kam uchraydi, massasi juda zich va yaxlit holda bo‘ladi.	Pushti, qizg‘ish-qora yo‘l yo‘l chizil-malari bor.	Shisha-simon, shaffof.	5,5-6	Metamorfogen, skarn konlarida ko‘plab uchraydi.

<b>PIROKSEN GURUHI (SILIKATLAR)</b>					
Enstatit $(\text{Mg}, \text{Fe})_2 \text{Si}_2\text{O}_6$	Psevdorombik shaklida qalamchasi-mon, tablet-kasimon, notekis shakllangan, donachali kristallar holida uchraydi.	Och kul rang, sariq, yashil-sarg‘ish-roq kul rang.	Shisha-simon shaffof.	5,5	Magmatik konlarda, lava atroflarida, gneys va boshqa kristalli jinslar tarkibida uchraydi.
Bronzit $(\text{Mg}, \text{Fe}_2) [\text{Si}_2\text{O}_6]$	-- « --	Yashil jigar rang, to‘q kul rang.	Yaltiroq.	5,5	O‘ta asosli jinslarga mansub mineral.
Gipersten $(\text{Mg Fe})_2 [\text{Si}_2\text{O}_6]$	- « --	To‘q kul rang, to‘q jigar rang, yashil, qora.	Metall-simon tovlanadi.	5-6	O‘ta asosli intruziv jinslarga mansub mineral.
Diopsid $\text{Ca, Mg} [\text{Si}_2\text{O}_6]$	Monoklin. Kristallari kam, kalta prizmatik holida ham uchraydi.	Rangsiz, yashil tuslarda tovlanadi.	Shisha-simon.	5,5-6	Magmatogen jinslarda , skarn konlari tarkibida uchraydi.
Avgit (murakkab tarkibli)	Monoklin kristallari qalamchasi-mon, tablet-kasimon shaklida, aggregati yaxlit donachalar-dan iborat	Yashil, qo‘ng‘ir, qora, yashilroq.	Shisha-simon.	5-6,5	Gabbro, bazalt jinslar skarn konlari tarkibida uchraydi.

AMFIBOL GURUHI (SILIKATLAR)					
Tremolit $\text{Ca}_2\text{Mg}_5[\text{Si}_4\text{O}_{11}]_2 \cdot (\text{OH})_2$	Monoklin. Kristallari esa uzun, ignasimon uzun, prizmatik, tolasimon agregatlari shu'lasimon.	Oqish kul rangga-cha, oqish yashil.	Shisha-simon.	5,5-6	Skarn, metamorfogen konlari, kristall slanetslari tarkibida uchraydi.
Aktinolit $\text{Ca}_2(\text{Mg},\text{Fe})_5(\text{OH})_2(\text{Si}_8\text{O}_{22})$	Monoklin. Kristallari ignasimon ingichka, agregatlari zich tolasimon, radial shu'lasimon.	Oqish, yashildan to'q yashil-gacha.	Shisha-simon.	5,3	-- « --
Nefrit (murakkab tarkibli).	Kristallari bilinmaydi, betartib joylashgan mayda, ingichka tolasimon agregati juda zich.	Yashil; har xil turlarda tovlanadi.	Oq, oqish yashil.	5,5-6	--<<--
Shox aldam-chisi (rogovaya obmanka) tarkibli murakkab	Monoklin. Kristallari ustunsimon yoki prizmatik shu'lasimon; kristall donalari metamorfik va magmatik tog' jinslar orasida uchraydi.	Yashil, kul rang, xira yashil, qora.	Shisha-simon.	5,5-6	Magmatik jarayonlar (sienit, diorit, granodiorit) jinslari ichida metamorfik jarayonda pegmatit tanalari tarkibida uchraydi.

Talk $Mg_2 \cdot (OH)_2 [Si_4O_{10}]$	Monoklin. Aniq kristallar hosil qilmaydi. Agregatlari tangachasimon, bargsimon, yaxlit zikh massadan iborat.	Oqish, yashil oq, sarg'ish-yashil, kul rang.	Yog'simon ko'rinishga ega.	1	Maydalangan holda qog'oz, to'qimachilik, rezina, charm, parfyumeriya soxalarida ishlataladi.
Muskovit $K, Al (FeMg)_3 [AlSi_3 O_{10}] \cdot (OH, F)_2$	Monoklin. Kristall ko'-rinishi yupqa bargsimon, varaqsimon tangachasimon, ayrim hollarda psevdogek-sogonal ko'rinishga ega, yaxlit massalar holida uchraydi.	Kumush-simon, oq sariq jigar-rang, kul rang, ba'zida rangsiz.	Shisha-simon, shaffof, sadaf-simon.	2-3	Magmatik, metamorfik jarayonning hammasida uchraydi.
Lepidolit (litiyli slyuda)	Monoklin. Bargsimon, yupqa tangachasimon, po'choqsimon va yupqa donachali massadan iborat.	Pushti, oqish binafsha rang.	Shisha-simon sadaf-simon.	2-4	Greyzen, pegmatit, karbonatit, gidrotermal konlarda uchraydi.
Glaukonit (murakkab tarkibli)	Monoklin. Mayda du-maloq donachalardan iborat. Umumiy ko'rinishi	Yashil, to'q-havo rang, sariq.	Xira shishasimon yog'simon.	2-3	Dengiz oldi va okean suv havzalarida cho'qindi jinslar bilan birga hosil bo'ladi.

	kesaksimon massaga o‘xshaydi.				
Xlorit (murak- kab tarkibli)	Monoklin. Ko‘zga yaxshi ko‘rinadigan kristallari yo‘q, dona- chalari slyu- dalarga o‘x- shash po‘st- loqsimon.	Yashil har xil rangda turlanadi.	Shisha- simon, sadaf- simon.	2-3	Metamorfogen va magmatik jarayonda hosil bo‘ladi.
Serpen- tinit $Mg_6$ $[Si_4O_{10}] \cdot$ $(OH)_8$	Monoklin. Yaxshi kristallar hosil qilmaydi, odatda yaxlit zich asbest tolalari aralashgan holida uchraydi.	Oqish rang, yashilroq havo rangdan to to‘q yashilroq rang- gacha.	Shisha- simon, shoyi- simon.	2,5- 3,5	O‘ta asosli (dunit, peridotit) jinslarning gidrotermal metasomatik o‘zgarishlari natijasida yuzaga keladi.
Kaoli-nit $Al_4(OH)_8$ $[Si_4O_{10}]$	Monoklin. Kristallari kam, dispers holidagi zich joylashgan massalardan, kukunsimon, tangacha- simon agregatlar- dan iborat.	Oqdan kul rangga- cha; ara- lashma holida bo‘lsa rangi har xil bo‘ladi.	Xira.	1-2,5	Nurash zonalarida alyumosilikatli minerallar o‘zgarishidan, ko‘l, dengiz suv havzalaridagi cho‘qindilardan hosil bo‘ladi.

DALA SHPATLARI					
Albit Na [(AlSi <sub>3</sub> ) O <sub>8</sub> ]	Triklin. Tabletkasim on prizmatik kristallari oz, ko‘pincha jinslar tar- kibida aniq shakllarga ega bo‘lmag- an holda shakarsi- mon, qandsi- mon agre- gatlarni tashkil etadi.	Oq, kul rang (ko‘ng‘ir, sariq) turli ranglarda tovlanadi.	Shisha- simon.	6-6,5	Magmatik jarayonda jinslar hosil qiluvchi mineral, pegmatit, skarn, albitit-greyzen konlarida ham uchraydi.
Anortit Ca[(Al <sub>2</sub> Si <sub>2</sub> )O] <sub>8</sub>	Triklin, kristallari turli o‘lchamlarda bo‘ladi.	Kul rang, oq yoki sarg‘ish.	Shisha- simon.	6-6,5	Magmatik jarayonlarda hosil bo‘ladigan mineral.
Labra- dorit anortit 50-70 % va albit 50-30 %	Triklin. Mayda va yirik tablet- kasimon kristallar holida uchraydi.	Kul rang, qoramtil.	Shisha- simon.	6-6,5	Magmatik jarayonlarda hosil bo‘ladigan mineral.
Ortoklaz (K, Na) [(AlSi <sub>3</sub> ) O <sub>8</sub> ]	Monoklin, kristallari yaxlit shakllangan. Ko‘pincha yaxlit kris- tall massalar holida uch- raydi, qo‘- shaloq o‘sgan bo‘ladi.	Oqish-kul rang, oq pushtidan qizg‘ish gacha.	Shisha- simon	6	Magmatik jinslar ichida, pegmatitlar tarkibida ko‘plab uchraydi.

Mikroklin (K, Na) [(AlSi <sub>3</sub> ) O <sub>8</sub> ]	Triklin. Prizmatik kristallari ayrim vaqtarda mavjud; donasi yaxlit gugurtsmim on qutichaga o‘xshash to‘rtburchak donachalari ham bor.	Oq, kul rang, pushti, qizil, yashil.	Shisha- simon.	6	Magmatik jinslar ichida, pegmatit konlar tarkibida ko‘plab uchraydi.
Nefelin Na[Al SiO <sub>4</sub> ]	Geksagonal kristalli mayda prizmatik, odatda donachalari har xil shaklda, yaxlit massa holida uchraydi.	Rangsiz, yaxlit massali agregatlari kul rang, pushti, sariq, qo‘ng‘ir.	Kristall, yon yuzida shishasi- mon sinish, yuzasi yog‘si- mon.	5,5-6	Nefelinli sienitlarga mansub mineral.

2-*ilova*

## MINERALLARNING RANGI BO‘YICHA TASNIFI

### RANGSIZ MINERALLAR (A.G.Bulax, 1999)

№	Mineral	Qattiqligi	№	Mineral	Qattiqligi
1	Silvin	1,5	16	Apatit	5
2	Gips	2	17	Analtsim	4-5
3	Galit	2	18	Tremolit	5-5,5
4	Gidroboratsit	2	19	Diopsid	6
5	Muskovit	2-3	20	Sodalit	5-6
6	Flogopit	2-3	21	Nefelin	5-6

7	Kalsit	3		22	Opal	5,5-6
8	Angidrit	3,5		23	Leytsit	6
9	Barit	3-3,5		24	Diaspor	6
10	Selestin	3-3,5		25	Plagioklaz	6
11	Dolomit	3,5		26	Ortoklaz	6
12	Flyuorit	4		27	Grossulyar	7
13	Vollastonit	5		28	Kvars	7
14	Natrolit	5		29	Sirkon	7,5
15	Skoletsit	5		30	Berill	7,5
				31	Topaz	8
				32	Olmos	10

## OQ RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Talk	1		21	Angidrit	3,5
2	Kaolin	1-2,5		22	Barit	3-3,5
3	Silvin	1,5		23	Selestin	3-3,5
4	Montmorillonit	1-2		24	Alunit	3,5-4
5	Gips	2		25	Dolomit	3,5
6	Gidroboratsit	2		26	Magnezit	3,5-4
7	Galit	2		27	Stilbit	3-4
8	Gibbsit	2-3		28	Flyuorit	4
9	Muskovit	2-3		29	Siderit	4-4,5
10	Kalsit	3		30	Kianit	4-5 6-7
11	Shabazit	4,5		31	Ortoklaz	6
12	Aragonit	4,5		32	Plagioklaz	6
13	Vollastonit	5		33	Diaspor	6
14	Sheelit	4-5		34	Kianit	6-7
15	Natrolit	5		35	Forsterit	6-7
16	Apatit	5		36	Cpodumen	6,5-7
17	Analtsim	4-5		37	Grossulyar	7
18	Antofilit	5-5,5		38	Xalsedon	7
19	Diopsid	6		39	Kvars	7
20	Sodalit	5-6		40	Andaluzit	7,5
				41	Topaz	8

## KUL RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi	№	Mineral	Qattiqligi
1	Montmorillonit	1	17	Analtsim	4-5
2	Kaolin	1-2,5	18	Antofilit	5-5,5
3	Gips	2	19	Tremolit	5-5,5
4	Galit	2	20	Nefilin	5-6
5	Muskovit	2-3	21	Sodalit	5-6
6	Flogopit	2-3	22	Opal	5,5-6
7	Kalsit	3	23	Ortoklaz	6
8	Angidrid	3,5	24	Diaspor	6
9	Dolomit	3,5	25	Kianit	6-7
10	Stilbit	3-4	26	Spodumen	6,5-7
11	Alunit	3,5-4	27	Xalsedon	7
12	Magnezit	4	28	Kvars	7
13	Kianit	4-5-7	29	Stavrolit	7
14	Aragonit	4,5	30	Sirkon	7-8
15	Vollastonit	5	31	Korund	9
16	Titanit	5-6			

## QORA RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi	№	Mineral	Qattiqligi
1	Vivianit	1,5-2	12	Perovskit	5-6
2	Xlorit	2-2,5	13	Manganit	5-2
3	Biotit	2,5-3	14	Pirolyuzit	5-6
4	Sfalerit	3,5-4	15	Epidot	6-6,5
5	Flyuorit	4	16	Kassiterit	6-6,5
6	Gyotit	4,5-5	17	Andradit	6,5
7	Volframit	5	18	Xalsedon	7
8	Shox aldamchisi	5-5,5	19	Kvars	7
9	Titanit	5-6	20	Stavrolit	7
10	Gedenbergit	6	21	Sherl	6,5-7
11	Avgit	6	22	Korund	9

## YASHIL RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi	№	Mineral	Qattiqligi
1	Glaukonit	1	21	Nefelin	1
2	Talk	1	22	Gedenbergit	6
3	Nontronit	1-2	23	Avgit	6
4	Pirofillit	1-2	24	Diopsid	6
5	Vermikulit	1-2	25	Opal	6
6	Vivianit	1,5-2	26	Ortoklaz	6
7	Xlorit	2-2,5	27	Egirin	6
8	Muskovit	2-3	28	Epidot	6
9	Flogopit	2-3	29	Kianit	6-7
10	Kalsit	3	30	Olivin	6-7
11	Serpentin	3-4	31	Spoduman	6,5-7
12	Sfalerit	3,5-4	32	Grossulyar	7-7,5
13	Stilbit	3-4	33	Xalsedon	7
14	Malaxit	3,5-4	34	Kvars	7
15	Flyuorit	4	35	Turmalin	7-7,5
16	Kianit	4-5 6-7	36	Berill	7,5
17	Apatit	5	37	Shpinel	8
18	Aktinolit	5-5,5	38	Topaz	8
19	Rog.obmanka	5-5,5	39	Korund	9
20	Titanit	5-6			

## HAVO VA KO'K RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi	№	Mineral	Qattiqligi
1	Vivianit	1,5-2	12	Lazurit	5,5
2	Galit	2	13	Opal	5,5-6
3	Kalsit	3	14	Albit	6
4	Barit	3-3,5	15	Kianit	6-7
5	Selestin	3-3,5	16	Xalsedon	7
6	Angidrit	3,5	17	Turmalin	7-7,5
7	Azurit	3,5-4	18	Berill	7,5
8	Flyuorit	4	19	Shpinel	8
9	Kianit	4-5-7	20	Topaz	8
10	Apatit	5	21	Korund	9
11	Sodalit	5-6			

## PUSHTI RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Galit	2		11	Rodonit	5-6
2	Muskovit	2-3		12	Spodumen	6,5-7
3	Lepidolit	2-3		13	Kvars	7
4	Stilbit	3-4		14	Turmalin	7-7,5
5	Dolomit	3,5		15	Andaluzit	7,5
6	Angidrit	3,5		16	Berill	7,5
7	Flyuorit	4		17	Pirop	7-8
8	Aragonit	4,5		18	Almandin	7-8
9	Apatit	5		19	Shpinel	8
10	Tremolit	5-5,5		20	Topaz	8
				21	Korund	9

## QIZIL RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Silvin	1,5		12	Analtsim	4-5
2	Gips	2		13	Gematit	5,5-6
3	Realgar	1,5-2		14	Ortoklaz	6
4	Kinovar	2-2,5		15	Xalsedon	7
5	Flogopit	2-3		16	Kvars	7
6	Kalsit	3		17	Turmalin	7-7,5
7	Barit	3-3,5		18	Pirop	7-8
8	Sfalerit	3,5-4		19	Almandin	7-8
9	Stilbit	3-4		20	Sirkon	7,5
10	Lepidokrokit	4		21	Shpinel	8
11	Shabazit	4-5		22	Korund	9

## QO'NG'IR RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Vermikulit	1-2		16	Avgit	6
2	Gips	2		17	Gematit	5,5-6
3	Muskovit	2-2,5		18	Nefelin	5,5-6
4	Flogopit	2-3		19	Opal	5,5-6
5	Barit	3-3,5		20	Diaspor	6
6	Flyuorit	4		21	Ortoklaz	6

7	Siderit	4-4,5		22	Olivin	6-7
8	Volframit	4-4,5		23	Granat	7-7,5
9	Sheelit	4-4,5		24	Xalpedon	7
10	Apatit	5		25	Kvars	7
11	Monatsit	5-5,5		26	Stavrolit	7
12	Getit	5-5,5		27	Turmalin	7-7,5
13	Shox aldamchisi	5-5,5		28	Andaluzit	7,5
14	Antofilit	5-5,5		29	Sirkon	7,5
15	Titanit	5-6		30	Shpinel	8

## SARIQ RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Montmorillonit	1-2		15	Shabazit	4-5
2	Pirofillit	1-2		16	Apatit	5
3	Kaolin	1-2,5		17	Monatsit	5-5,5
4	Oltingugurt	1-2		18	Getit	5-5,5
5	Auripigment	1,5-2		19	Tremolit	5-5,5
6	Gips	2		20	Titanit	5-6
7	Muskovit	2-3		21	Spodumen	6,5-7
8	Kalsit	3		22	Grossulyar	7-7,5
9	Barit	3-3,5		23	Kvars	7
10	Serpentin	3-4		24	Sirkon	7,5
11	Stilbit	3-4		25	Berill	7,5
12	Magnezit	3-4		26	Topaz	8
13	Gidrogyotit	3-5		27	Korund	9
14	Alunit	3,5-4				

## OLOV RANGLI MINERALLAR

№	Mineral	Qattiqligi		№	Mineral	Qattiqligi
1	Realgar	1,5-2		2	Granat	7-7,5

## Minerallarning asosiy elementlari bo'yicha tasnifi

### Oltingugurtli birikmalar sinfi Mis-kumush-oltin qatori

Mis minerallari	Kumush minerallari
Xalkozin	$\text{Cu}_2\text{S}$
Kovellin	$\text{CuS}$
Xalkopirit	$\text{CuFeS}_2$
Kubanit	$\text{Cu}_5\text{FeS}_3$
Bornit	$\text{Cu}_5\text{FeS}_4$
Berselianit	$\text{Cu}_2\text{Se}$
Domeykit	$\text{Cu}_3\text{As}$
<b>Sulfosollar</b>	
Prustit	$\text{Ag}_3\text{AsS}_3$
Enargit	$\text{Su}_3\text{AsS}_4$
Pirargirit	$\text{Ag}_3\text{SbS}_3$
Stefanit	$\text{Ag}_5\text{SbS}_4$
Polibazit	$(\text{Ag}, \text{Cu})_{16}\text{Sb}_2\text{S}_{11}$

### Oltin minerallari

Kalaverit	$\text{AuTe}_2$	Silvanit	$\text{AuAgTe}_4$
Nagiagit	$\text{Au}(\text{Pb}_6\text{S}, \text{Te})_{14}(\text{Ste}_{11})$		

### Rux-kadmiy-simob qatori

Rux minerallari	Simob minerallari
Sfalerit	$\text{ZnS}$
Vyursit	$\text{ZnS}$
	Kinovar $\text{HgS}$
	Metatsinnabarit $\text{HgS}$

### Kadmiy minerallari

Grinokit	$\text{CdS}$
----------	--------------

### Qalayi-qo'rg'oshin qatori

Qalayi minerallari	Qo'rg'oshin minerallar
Stannin	$\text{Cu}_2\text{FeSnS}_4$
	Galenit $\text{PbS}$
	Altait $\text{PbTe}$

## Sulfosollar

Jemsonit	$Pb_4FeSb_2S_{14}$
Bulanjerit	$Pb_5Sb_4S_{11}$
Burnonit	$CuPbSbS_3$
Aykinit	$CuPbBiS_3$

## Margimush-surma-vismut qatorı

## Margimush minerallari Vismut minerallari

Realgar	AsS	Vismutin	$\text{Bi}_2\text{S}_3$
Auripigment	$\text{As}_2\text{S}_3$	Tetradimit	$\text{Bi}_2\text{Te}_2\text{S}$

## **Surma minerallari**

## Antimonit Sb<sub>2</sub>S<sub>3</sub>

## Molibden-volfram qatori

## Molibden mineralları

## **Volfram mineralları**

MoS<sub>2</sub> T

Marg

## Alabandin Mr

## Kobalt mineralları

Tenni nimetanat		Kobalt nimetanat	
Pirrotin	Fe $1-x$ S	Kobaltin	CoAsS
Pirit	FeS <sub>2</sub>	Cmaltin	CoAs <sub>2-3</sub>
Markazit	FeS <sub>2</sub>		
Lellingit	FeAs <sub>2</sub>		
Arsenopirit	FeAsS		

## Nikel mineralları

Nikel mineraları	
Gersdorfit	NiAsS
Xloantit	NiAs <sub>3</sub>
Nikelin	NiAs
Millerit	NiS
Pentlandit	(Fe, Ni) <sub>o</sub> S <sub>8</sub>

## Platina mineralları

PtAs<sub>2</sub>

## Oksidli birikmalar sinfi Oddiy oksidlar

Mis gatori

Kuprit CuO  
Tenorit CuO

### Berilli-magniy-sink qatorlari

Bromellit	BeO
Periklaz	MgO
Brusit	Mg(OH) <sub>2</sub>
Sinkit	ZnO

### Bor-aluminiy qatorlari

Sassolin	V(ON) <sub>3</sub>
Korund	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Diaspor	NAIO <sub>2</sub>
Byomit	AlOOH
Gidrargillit	Al(OH) <sub>3</sub>

### Titan-sirkoniy-toriy qatorlari

Anataz	TiO <sub>2</sub>
Brukit	TiO <sub>2</sub>
Baddeleit	ZrO <sub>2</sub>
Rutil	TiO <sub>2</sub>

### Uglerod-qalay-kremniy qatorlari

β-kvars	SiO <sub>2</sub>
Opal	SiO <sub>2</sub> · nH <sub>2</sub> O
Kassiterit	SnO <sub>2</sub>
Massikot	PbO
Plattnerit	PbO <sub>2</sub>

### Vanadiy qatori

Alait	V <sub>2</sub> O <sub>5</sub> · H <sub>2</sub> O

### Molibden-volfram-uran qatorlari

Molibdit	MoO <sub>3</sub>
Tungstit	H <sub>2</sub> WO <sub>4</sub>
Uraninit	UO <sub>2</sub>

### Margimush-surma-vismut qatorlari

Arsenolit	As <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Valentinit	Sb <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Servantit	Sb <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Bismit (vismutovaya oxra)	Bi <sub>2</sub> O <sub>3</sub>

### Manganets qatori

Braunit	Mn <sup>++</sup> Mn <sup>+++</sup> O <sub>3</sub>
Pirolyuzit	MnO <sub>2</sub>
Manganit	Mn <sup>++</sup> Mn <sup>+++</sup> O <sub>2</sub> (ON) <sub>2</sub>

### Temir qatori

Gematit	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Gyotit	HfeO <sub>2</sub>
Lepidokrokit	FeOOH

### Murakkab oksidlar

Xrizoberill	BeAl <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Ganit	ZnAl <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Magnetit	Fe <sub>3</sub> O <sub>4</sub>
Perovskit	CaTiO <sub>3</sub>
Ilmenit	FeTiO <sub>3</sub>

## **Kolumbit- tantalit qatorlari**

Kolumbit	$(\text{Fe}, \text{Mn})(\text{Nb}, \text{Ta})_2\text{O}_3$
Tantalit	$(\text{Fe}, \text{Mn})(\text{Ta}, \text{Nb})_2\text{O}_6$

## **Karbonatlar sinfi**

### **Suvsiz karbonatlar**

Kalsit	$\text{CaCO}_3$	Magnezit	$\text{MgCO}_3$
Smitsonit	$\text{ZnCO}_3$	Rodoxrozit	$\text{MnCO}_3$
Siderit	$\text{FeCO}_3$	Sferokobaltit	$\text{S}^{\circ}\text{CO}_3$
Dolomit	$\text{CaMg}[\text{CO}_3]_2$	Ankerit	$\text{Ca}(\text{Mg}, \text{Fe})[\text{CO}_3]_2$
Aragonit	$\text{CaCO}_3$	Stronsianit	$\text{SrCO}_3$
Viterit	$\text{BaCO}_3$	Serussit	$\text{PbCO}_3$

### **Suvli karbonatlar**

Malaxit	$\text{Cu}_2(\text{OH})_2[\text{CO}_3]$	Azurit	$\text{Cu}_3(\text{OH})_2[\text{CO}_3]_2$
Gidrotsinkit	$\text{Zn}_5(\text{OH})_6[\text{CO}_3]_2$		
Bastnezit	$(\text{Ce}, \text{La}, \text{Pr})\text{F}[\text{CO}_3]$		
Coda	$\text{Na}_2\text{CO}_3 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$		

## **Sulfatlar sinfi**

### **Suvsiz sulfatlar**

Tenardit	$\text{Na}_2\text{SO}_4$
Glauberit	$\text{Na}_2\text{Ca}[\text{SO}_4]_2$
Angidrit	$\text{CaSO}_4$
Tselistin	$\text{SrSO}_4$
Barit	$\text{BaSO}_4$
Anglezit	$\text{PbSO}_4$

### **Suvli sulfatlar**

Alunit	$\text{KAl}_3(\text{OH})_6[\text{SO}_4]_2$
Yarozit	$\text{KFe}_3(\text{OH})_6[\text{SO}_4]_2$
Mirabilit	$\text{Na}_2\text{SO}_4 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$
Astraxanit	$\text{Na}_2\text{Mg}[\text{SO}_4]_2 \cdot 4\text{H}_2\text{O}$
Kizirit	$\text{MgSO}_4 \cdot \text{H}_2\text{O}$
Gips	$\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$
Epsomit	$\text{MgSO}_4 \cdot 7\text{H}_2\text{O}$
Goslarit	$\text{ZnSO}_4 \cdot 7\text{H}_2\text{O}$
Morenozit	$\text{NiSO}_4 \cdot 7\text{H}_2\text{O}$

**Silikatlar sinfi**  
**Orolsimon silikatlar**

<b>Fenakitlar guruxi</b>	<b>Olivinlar guruxi</b>
Fenakit $\text{Be}_2[\text{SiO}_4]$	Forsterit $\text{Mg}_2[\text{SiO}_4]$
Villemit $\text{Zn}_2[\text{SiO}_4]$	Olivin $(\text{Mg}, \text{Fe}_2)[\text{SiO}_4]$
	Fayalit $\text{Fe}_2[\text{SiO}_4]$
	Knebelit $(\text{Mn}, \text{Fe})_2[\text{SiO}_4]$
	Tefroit $\text{Mn}_2[\text{SiO}_4]$

<b>Gumitlar guruhi</b>	<b>Granatlar guruhi</b>
Norbergit $\text{Mg}_3(\text{OH}, \text{F})_2[\text{SiO}_4]$	Pirop $\text{Mg}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
Xondrodit $\text{Mg}_5(\text{OH}, \text{F})_2[\text{SiO}_4]_2$	Grossulyar $\text{Ca}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
Gumit $\text{Mg}_9(\text{OH}, \text{F})_2[\text{SiO}_4]_2$	Andradit $\text{Ca}_3\text{Fe}_2[\text{SiO}_4]_3$
	Uvarovit $\text{Ca}_3\text{Cr}_2[\text{SiO}_4]_3$
	Spessartin $\text{Mn}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
	Almandin $\text{Fe}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$

<b>Sirkon guruhi</b>	<b>Topaz-andaluzitlar guruhi</b>
Sirkon $\text{Zr}[\text{SiO}_4]$	Topaz $\text{Al}_2(\text{F}, \text{OH})_2[\text{SiO}_4]$
Torit $\text{Th}[\text{SiO}_4]$	Andaluzit $\text{Al}_2\text{O}[\text{SiO}_4]$
	Disten $\text{Al}_2\text{O}[\text{SiO}_4]$
	Stavrolit $\text{Fe}_2\text{Al}_4\text{O}[\text{SiO}_4]\cdot\text{Fe}(\text{OH})_2$
	Titanit $\text{CaTiO}[\text{SiO}_5]$
	Danburit $\text{CaB}_2[\text{Si}_2\text{O}_8]$

<b>Tortveytit-kalaminlar guruhi</b>	
Tortveytit	$(\text{Sc}, \text{Y})_2[\text{Si}_2\text{O}_7]$
Talenit	$\text{Y}_2[\text{Si}_2\text{O}_7]$
Kalamin	$\text{Zn}_4(\text{OH})_2[\text{Si}_2\text{O}_7]\cdot\text{H}_2\text{O}$

<b>Epidotlar guruhi</b>	
Tsoizit	$\text{Ca}_2\text{Al}_3\text{Si}_3\text{O}_{12}][\text{ON}]$
Epidot	$\text{Ca}_2(\text{Al}, \text{Fe})_3\text{O}(\text{OH})[\text{SiO}_4][\text{Si}_2\text{O}_7]$

<b>Halqasimon silikatlar</b>	
Ashirit (dioptaz)	$\text{Cu}_6[\text{Si}_6\text{O}_{18}]\cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Berill	$\text{Be}_3\text{Al}_2[\text{Si}_6\text{O}_{18}]$
Kordierit	$(\text{Mg}, \text{Fe})_2\text{Al}_3[\text{AlSi}_5\text{O}_{18}]$
Evdialit	$(\text{Na}, \text{Ca})_6\text{ZrSi}_6\text{O}_{17}$

## Zanjirsimon silikatlar

### Sillimanit guruxi

Sillimanit       $\text{Al} [\text{AlSiO}_5]$

### Piroksenlar guruxi

#### Rombik piroksenlar

Enstatit     $\text{Mg}_2 [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Bronzit      $(\text{Mg}, \text{Fe})_2 [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Gipersten    $(\text{Fe}, \text{Mg})_2 [\text{Si}_2 \text{O}_6]$

#### Monoklin piroksenlar

Diopsid        $\text{CaMg}[\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Gedenbergit    $\text{Ca Fe} [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Spodumen       $\text{LiAl} [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Jadeit           $\text{NaAl} [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Egirin           $\text{NaFe} [\text{Si}_2 \text{O}_6]$   
Rodonit         $(\text{Mn}, \text{Sa}) \text{SO}_3$   
Vollastonit     $\text{Ca}_3 [\text{Si}_3 \text{O}_9]$

## Lentosimon silikatlar Amfibollar guruxi

### Rombik amfibollar

Antofillit       $(\text{Mg}, \text{Fe})_7 (\text{OH})_2 [\text{Si}_4 \text{O}_{11}]_2$

### Monoklin amfibollar

Tremolit         $\text{Ca}_2 \text{Mg}_5 (\text{OH})_2 [\text{Si}_4 \text{O}_{11}]_2$   
Aktinolit        $\text{Ca}_2 (\text{Mg}, \text{Fe})_5 (\text{OH})_2 [\text{Si}_4 \text{O}_{11}]_2$   
Gryunerit       $\text{Fe}_7 (\text{OH})_2 [\text{Si}_4 \text{O}_{11}]_2$

### Ishqorli amfibollar

Ribekit           $\text{Na}_2 \text{Fe}_3 \cdot \text{Fe}_2 \cdot (\text{OH})_2 [\text{Si}_4 \text{O}_{11}]_2$   
Arfvedsonit     $(\text{Ca}, \text{Na})_3 (\text{Mg}, \text{Fe}^+, \text{Al})_4 (\text{OH})_2 [(\text{Al}, \text{Si})_4 \text{O}_{11}]_2$   
Glaukofan        $(\text{Ca}, \text{Na})_3 (\text{Mg}, \text{Fe}, \text{Al})_4 (\text{OH})_2 [(\text{Al}, \text{Si})_4 \text{O}_{11}]_2$

## Varaqsimon silikatlar Talk-pirofillitlar guruhi

Talk               $\text{Mg}_3(\text{OH})_2[\text{Si}_4\text{O}_{10}]$   
Pirofillit        $\text{Al}_2 (\text{OH})_2 [\text{Si}_4\text{O}_{10}]$

### Slyudalar guruhi

Paragonit        $\text{NaAl}_2(\text{OH}, \text{F})_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}]$   
Muskovit        $\text{KAl}_2(\text{OH}, \text{F})_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}]$   
Flogopit        $\text{KMg}_3(\text{OH}, \text{F})_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}]$   
Biotit            $\text{K}(\text{Fe}, \text{Mg})_3(\text{OH}, \text{F})_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}]$

## **Litiyli slyudalar**

Tsinnvaldit	$KLiFe^{++}Al(F,OH)_2[Si_4O_{10}]$
Lepidolit	$KLi_2Al(OH,F)_2[Si_4O_{10}]$

## **Gidroslyudalar guruhi**

Gidromuskovit	$(K) Al_2(OH)_2[(Al,Si)_4O_{10}] \cdot nH_2O$
Gidrobiotit	$(K) (Mg,Fe^{++})_3(OH)_2 [(Al,Si)_4O_{10}] \cdot nH_2O$
Vermikulit	$(Mg,Fe^{++})_3(OH)_2[(Si_3Al)_4O_{10}] \cdot 4H_2O$
Glaukonit	$K<1(Fe^{++}, Al,Fe,Mg)_{2-3}(OH)_2[Si_3(Si,Al)O_{10}] \cdot nH_2O$

## **Xloritoidlar guruhi**

Margarit	$CaAl_2(OH)_2[Al_2Si_2O_{10}]$
Xloritoid	$(Fe,Mg)_2Al_2(OH)_4[Al_2Si_2O_{10}]$
Prenit	$Ca_2Al_2(OH)_2[AlSi_3O_{10}] Sa_2 Al_2 Si_3 O_{10} [OH]_2$

## **Xloritlar guruhi**

Pennin	$(Mg,Fe)_5Al(OH)_8[AlSi_3O_{10}]$
Klinoklor	$(Mg,Fe)_{4,75}Al_{1,25}(OH)_8[Al_{1,25}Si_{2,75},O_{10}]$
Dafnit	$Fe_4Al_2(OH)_8[Al_2Si_2O_{10}]$
Shamozit	$Fe_4Al(OH)_6[Al_2Si_2O_{10}]$

## **Serpentin-kaolinitlar guruhi**

Serpentin	$Mg_6(OH)_8[Si_4O_{10}]$
Xrizotil-asbest	$Mg_6(OH)_6[Si_4O_{11}] \cdot H_2O$
Revdinskit	$(Ni,Mg)_6(OH)_8[Si_4O_{10}]$

## **Kaolinitlar guruxi**

Kaolinit	$Al_4(OH)_8[Si_4O_{10}]$
Dikkit	$Al_4(OH)_8[Si_4O_{10}]$
Nakrit	$Al_4(OH)_8[Si_4O_{10}]$

## **Galluazitlar guruhi**

Kerolit	$Mg_4(OH)_4[Si_4O_{10}] \cdot 4H_2O$
Galluazit	$Al_4(OH)_8[Si_4O_{10}] \cdot 4H_2O$
Metagalluazit	$Al_4(OH)_8[Si_4O_{10}]$
Garnierit	$Ni_4(OH)_4[Si_4O_{10}] \cdot 4H_2O$

## **Montmorillonitlar guruhi**

Saponit	$Mg_3(OH)_4[Si_4O_8(OH)_2] \cdot nH_2O$
Beydellit	$Al_2(OH)_4[Si_4O_8(OH)_2] \cdot nH_2O$
Montmorillonit	$Mg_3(OH)_4[Si_4O_8(OH)_2] \cdot nH_2O$

## **Rinkolit-lamprofillitlar guruxi**

Rinkolit i lovchorrit	$Na_2 Ca_4CeTiOF_3 [Si_2 O_7]_2$
Lamprofillit	$SrNa_3 Ti_3O_2 F [Si_2 O_7]$
Astrofillit	$(K_2, Na_2, Ca)(Ce, Mn, Fe)_4 (Ti, Zr) (OH)_2 [Si_2 O_7]_2$
Turmalin	$(Na, Ca) (Li, Mg, Al)_3 (Al, Fe, Mn)_6 (OH)_4 [BO_3]_3$
$[Si_6 O_{18}]$	
Aksinit	$Ca_2 (Mn,Fe) AL_2 (OH) [BO_3] [Si_4O_{12}]$
Katapleit	$(Na_2, Ca) [Zr (Si_3O_9)] \cdot 2H_2O$
Tyuringit	$Fe_{3,5}(Al,Fe)_{1,5}(OH)_6[Al_{1,5}Si_{2,5}O_{10}] \cdot nH_2O$
Kemmererit	$Mg_5Cr(OH)_8[CrSi_3O_{10}]$
Palo'gorskit	$Mg_5(H_2O)_4(OH)_2 [Si_4O_{10}] \cdot 4H_2O$
Xrizokolla	$Cu_3(OH)_2[Si_4O_{10}] \cdot nH_2O$
Nontronit	$(Fe^+, Al)_2 [Si_4O_8(OH)_2] \cdot nH_2O$
Sokonit	$Zn_3(OH)_4[Si_4O_8(OH)_2] \cdot nH_2O$

## **Karkasli silikatlar**

### **Dala shpatlari**

#### **Natriy-kaltsiyli dala shpatlari**

Albit	$Na[AlSi_3O_8]$
Oligoklaz	An 10-30 %
Andezit	An 30-50 %
Labrador	An 50-70 %
Bitovnit	An 70-90 %
Anortit	$Ca [Al_2Si_2O_8]$

#### **Kaliyli dala shpatlari**

Ortoklaz	$K[AlSi_3O_8]$
Sanidin	$K[AlSi_3O_8]$
Mikroklin	$K[AlSi_3O_8]$
Anortoklaz	$(Na,K) [AlSi_3O_8]$

#### **Kaliy-bariyli dala shpatlari**

Gialofan	$mK[AlSi_3O_8] \cdot nBa [Al_2Si_2O_8]$
Tselzian	$mK[AlSi_3O_8] \cdot nBa [Al_2Si_2O_8]$

### **Feldshpatitlar**

Analtsim	$\text{Na}[\text{AlSi}_2\text{O}_6] \cdot \text{H}_2\text{O}$
Leytsit	$\text{K}[\text{AlSi}_2\text{O}_6]$
Pollutsit	$(\text{Cs}, \text{Na}) [\text{AlSi}_2\text{O}_6]$
Petalit	$(\text{Li}, \text{Na}) [\text{AlSi}_4\text{O}_{10}]$
Nefelin	$\text{Na} [\text{AlSiO}_4]_4$
Sodalit	$\text{Na}_2 [\text{AlSiO}_4]_6$
Nozean	$\text{Na}_8 (\text{SO}_4) [\text{AlSiO}_4]_6$
Gayuin	$\text{Na}_6 \text{Ca}_2 (\text{SO}_4)_2 [\text{AlSiO}_4]_6$
Lazurit	$\text{Na}_6 \text{Ca}_2 (\text{S}, \text{SO}_4) [\text{AlSiO}_4]_6$

### **Tseolitlar**

Natrolit	$\text{Na}_2 [\text{Al}_2 \text{Si}_3 \text{O}_{10}] \cdot 2\text{H}_2\text{O}$
Skoletsit	$\text{Ca} [\text{Al}_2 \text{Si}_3 \text{O}_{10}] \cdot 3\text{H}_2\text{O}$
Shabazit	$(\text{Ca}, \text{Na}) [\text{Al Si}_2 \text{O}_6] \cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Desmin	$(\text{Na}_2, \text{Ca}) [\text{Al}_2 \text{Si}_6 \text{O}_{16}] \cdot 6\text{H}_2\text{O}$

### **Nitratlar sınıfı**

Chili selitrası	$\text{NaNO}_3$
Kaliy selitrası	$\text{KNO}_3$

### **Boratlar sınıfı**

Gambergit	$\text{Be}_2 [\text{BO}_3] (\text{OH})$
Eremeevit	$\text{Al} [\text{BO}_3]$
Bura	$\text{Na}_2 [\text{B}_4\text{O}_7] \cdot 10\text{H}_2\text{O}$

### **Fosfatlar sınıfı**

Ksenotim	$\text{YPO}_4$
Monatsit	$\text{CePO}_4$
Apatit	$\text{Ca}_5 [\text{PO}_4] (\text{F}, \text{Cl})$

### **Molibdatlar sınıfı**

Povelit	$\text{CaMoO}_4$
Vulfenit	$\text{PbMoO}_4$

### **Volframatlар синfi**

Sheelit	$\text{CaWO}_4$
Volframit	$(\text{Fe}, \text{Mn}) \text{WO}_4$

### **Ftoridlar sinfi**

Flyuorit	$\text{CaF}_2$
Kriolit	$\text{Na}_3[\text{AlF}_6]$

### **Xloritlar sinfi**

Nashatir	$\text{NH}_4\text{Cl}$
Galit	$\text{NaCl}$
Silvin	$\text{KCl}$
Kerargirit	$\text{AgCl}$
Kalomel	$\text{HgCl}$
Kotunit	$\text{PbCl}_2$
Gidrogalit	$\text{NaCl} \cdot 2\text{H}_2\text{O}$
Bishofit	$\text{MgCl}_2 \cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Karnallit	$\text{KCl} \cdot \text{MgCl}_2 \cdot 6\text{H}_2\text{O}$

## **Mineralogiya fanidan test savollari**

### **1-variant**

1. Kerargirit qaysi elementning minerali?

- A. Bi
- B. Be
- C. Ag
- D. S
- E. Cu

2. Au, Cu, Ag, Pt qaysi sinfga kiradi?

- A. Sulfidga
- V. Oksidga
- S. Galogenlarga
- D. Sof tug‘ma elementlarga
- E. Silikatga

3. Oltinning singoniyasini aniqlang.

- A. Geksoganal
- B. Kub
- C. Monoklin
- D. Trigonal
- E. Tetrogonal

4. Rubin bilan sapfirning farqi nimada?

- A. Rangida
- D. Morfologiyasida
- C. Qattiklikda
- D. Zichlikda
- E. Farqi yo‘q

5. Moos shkalasi bo‘yicha korundning qattiqligi qanday?

- A. 1
- B. 5
- C. 3
- D. 9
- E. 8

6. Sof minerallar sinfidan metallmas qatorni aniqlang.

- A. Gips, angidrid, dolomit
- B. Oltingugurt, olmos, grafit
- C. Galit, silvin, torit
- D. Apatit, galenit, sfalerit
- E. Granat, anataz, korund

7. Zumrad qaysi elementning minerali, fan tilida qanday ataladi?

- A. Cu
- B. Fe
- C. Ag
- D. Hg
- E. Be

8. Minerallarning aggregat holatini aniqlang.

- A. Qattiq va suyuq
- B. Qattiq, suyuq va gaz
- C. Gaz va qattiq
- D. Gaz va suyuq
- E. Faqat qattiq

9. Kinovarning rangini aniqlang.

- A. Qora
- B. Sariq
- C. Qizil
- D. Yashil
- E. Rangsiz

10. Berilganlarning qaysi biri xromoforlik hususiyatiga ega?

- A. Si, Al, Bi
- B. Nb, Ta, Bi
- C. Ti, V, Cr, Fe, Co
- D. Au, Ag, Na, Cl
- E. Al, Ca, Ba, Cr

11. Pt qaysi minerallar sinfiga kiradi?

- A. Sulfidlarga

- B. Fosfatlarga
- C. Xromatlarga
- D. Sof element
- E. Oksidlarga

12. Qaysi mineraldan F olinadi?

- A. Flyuorit
- B. Kinovar
- C. Kassiterit
- D. Molibdenit
- E. Galenit

13. Seriy elementining minerali.

- A. Kalsit
- B. Dolomit
- C. Flyuorit
- D. Molibdenit
- E. Monatsit

14. Qaysi minerallar o‘ta mukkamal ulanish tekisligiga ega?

- A. Kvarts, korund
- B. Kalsit, galenit, galit
- C. Monatsit, ksenotim
- D. Topaz, silemanit, kordierit
- E. Apatit, sheelit, volframit

15. Qaysi mineral o‘ta mukkamal bo‘lmagan ulanish tekisligiga ega?

- A. Apatit, cassiterit, kvarts
- B. Biotit, muskovit, flyuorit
- C. Albit, oligoklaz, mikroklin
- D. Turmalin, kaolinit
- E. Kinovar, realgar

16. Kvartsning qattiqligini aniqlang.

- A. 5
- B. 3
- C. 4

D. 7

E. 10

17. Oltinning solishtirma og‘irligi.

A. 10-11

B. 9-8

C. 12-13

D. 2-3

E. 15-19

18. Minerallardan qaysi biri yog‘langandek tuyuladi?

A. Talk, grafit

B. Turmalin, topaz

C. Kvars, dala shpati

D. Piroksen, amfibol

E. Granat, sheelit

19. Pegmatitlar qaysi jinslar bilan genetik bog‘liq?

A. Nordonlar bilan

B. Metamorfiklar bilan

C. Asoslilar bilan

D. Nordon va ishqorlilar bilan

E. O‘ta asoslilar bilan

20. Mineralarning tasnifi nimaga asoslangan?

A. Hosil bo‘lish sharoitiga

B. Kimyoviy elementlarning birikmasiga

C. Metamorfizm turiga

D. Mendeleev jadvalida joylashishiga

E. Bosim va haroratga

21. Qaysi minerallar elektrni yaxshi o‘tkazadi?

A. Oltin, kumush, mis

B. Temir, titan

C. Nikel, xrom, kobalt

D. Titan, niobiy, tantal

E. Galliy, germaniy

22. Sof minerallar sinfiga kiruvchi yarim metallar qatorini aniqlang.

- A. As, Sb
- B. Cu, C
- C. Au
- D. Fe, Cr
- E. B, Al

23. Qaysi elementlar oltingugurt bilan birikmalar hosil qiladi?

- A. Selen, tellur, mishyak, surma, vismut
- B. Ftor, xlor, brom, yod
- C. Surma, vismut, fosfor, bor
- D. Vodorod, ftor, bor, xlor
- E. Kaliy, natriy, rubidiy

24. Ushbulardan qaysi biri oltingugurt bilan birikma hosil qiladi?

- A. H, F, Cl, Br, S, Ar, He
- B. K, Na, Li, Rb, Cr
- C. Pb, Zn, Cu, Cd, Hg, Ni, As, Mo, Sb
- D. Si, Ba, Pt, Fe, Ti, Ca, Co, Ni
- E. U, Th, Hr, Ce, Ba, Cr

25. Pirit va markazit bir-biridan nima bilan farq qiladi?

- A. Tarkibi bilan
- B. Singoniyasi bilan
- C. Solishtirma og‘irligi bilan
- D. Farqlanmaydi
- E. Qattiqligi Bilan

26. Ftorning asosiy minerali.

- A. Kalsit
- B. Sfalerit
- C. Galenit
- D. Flyuarit
- E. Nefelin

27. Galiy («galos») minerali nomi nimani anglatadi?

- A. Mineral

- B. Qattiqlik
- C. Tuz, dengiz
- D. Yumshoqlik
- E. Rangli

28. Osh tuzi qaysi mineraldan olinadi?

- A. Apatitdan
- B. Galenitdan
- C. Kinovardan
- D. Kassiteritdan
- E. Galitdan

29. Yer po'stida ko'p tarqalgan mineral?

- A. Nefelin
- B. Amfibol
- C. Dala shpatlari
- D. Slyudalar
- E. Kvars

30. Rubin va sapfir qaysi elementlarning oksidi elementiga kiradi?

- A. Kremniy
- B. Berilliyl
- C. Rubidiy
- D. Litiy
- E. Aluminiy

31. Pirop mineralining formulasini aniqlang.

- A.  $\text{KAlSi}_3\text{O}_8$
- B.  $\text{KCl}$
- C.  $\text{MnCO}_3$
- D.  $\text{CaWO}_4$
- E.  $\text{PbSO}_4$

32. Plagioklaz guruhibi kiruvchi minerallar soni.

- A. -1
- B. -7
- C. -9

D. -6

E. -15

33. Kinovar rangini aniqlang.

- A. Oq
- B Qora
- C. Sariq
- D. Qizil
- E. Yashil

34. Varaqsimon silikatlar sinfini aniqlang.

- A. Sulfidlar.
- B. Orolsimon
- C. Varaqsimon.
- D. Zanjirsimon
- E. Karkassimon

35. Pirop qaysi mineralning yo‘ldoshi?

- A. Korundning
- B. Sfaleritning
- C. Rutilning
- D. Olmosning
- E. Oltinning

36. Niobiy mineralini aniqlang.

- A. Kalsit
- B. Sheelit
- C. Kolumbit
- D. Xalkopirit
- E. Flyuorit

## **2-Variant**

1. Moos jadvali minerallarning qaysi xususiyatlariga ko‘ra tuzilgan?
  - A. Rangi
  - B. Solishtirma og‘irligi
  - C. Qattiqligi
  - D. Shaffofligi
  - E. Yaltiroqligi.
  
2. Oltin, platina, olmos, grafit, oltingugurt minerallari qaysi sinfga tegishli?
  - A. Sof elementlar
  - B. Sulfidlar
  - C. Oksidlar
  - D. Galogenlar
  - E. Karbonatlar
  
3. Yer po‘sti tarkibida eng ko‘p uchraydigan minerallar sinfini belgilang.
  - A. Galogen birikmalar
  - B. Karbonatlar
  - C. Sulfatlar
  - D. Fosfatlar
  - E. Silikatlar
  
4. Tog‘ billuri qanday jarayonda hosil bo‘ladi?
  - A. Magmatik
  - B. Pegmatit-gidrotermal
  - C. Metamorfik
  - D. Kimyoviy cho‘kindi
  - E. Vulkan jinslarida
  
5. Olmos qaysi singoniyada kristallanadi?
  - A. Trigonal
  - B. Kub
  - C. Tetragonal
  - D. Rombik
  - E. Monoklin

6. Galenitning kristall shakli.

- A. Kub
- B. Prizma
- C. Romboedr
- D. Piramida
- E. Tetraedr

7. Ulanish tekisligi o‘ta mukammal mineral.

- A. Muskovit
- B. Kvars
- C. Ortoklaz
- D. Gematit
- E. Ilmenit

8. Qattiqligi eng yuqori mineral.

- A. Kvars
- B. Topaz
- C. Olmos
- D. Kaolin
- E. Mikroklin

9. Qaysi minerallarning qattiqligi birga teng?

- A. Markazit, kvars
- B. Talk, grafit
- C. Korund, gematit
- D. Magnetit, sfalerit
- E. Barit, kalsit

10. Metalldek yaltiraydigan eng yumshoq mineral.

- A. Sheelit
- B. Kassiterit
- C. Sfalerit
- D. Molibdenit
- E. Volframit

11. Moos jadvalini tuzishda ularning qanday xususiyatlari asos qilib olingan?

- A. Rangi

- B. Zichligi
- C. Ulanish yuzasi
- D. Qattiqligi
- E. Mo‘rtligi

12. Minerallarning qattiqligi qatori nechta minerallardan tuzilgan?

- A. 8 mineraldan
- B. 12 mineraldan
- C. 6 mineraldan
- D. 10 mineraldan
- E. 16 mineraldan

13. Olmos kimyoviy tarkibiga ko‘ra qaysi sinfga mansub?

- A. Oksidlar
- B. Sulfitlar
- C. Karbonatlar
- D. Sof elementlar
- E. Sulfatlar

14. Minerallarning zichligi nimaga bog‘liq?

- A. Rangi bilan yaltirashiga
- B. Qattiqligi bilan yaltirashiga
- C. Shakli bilan rangiga
- D. Shakli bilan qattiqligiga
- E. Kristall tuzilishi bilan kimyoviy tarkibiga

15. Qattiqligi 7, shishadek yaltiraydigan, tabiatda keng tarqalgan mineral.

- A. Kvars
- B. Kalsit
- C. Apatit
- D. Ortoklaz
- E. Barit

16. Kub singoniyada kristallanadigan, metalldek yaltiroq, sariq rangli sulfidning nomi.

- A. Pirit
- B. Markazit

- C. Xalkopirit
- D. Arsenopirit
- E. Sfalerit

17. P'ezoelektriklik xususiyatiga ega bo‘lgan eng muxim axamiyatli mineralning xili.

- A. Tog‘ billuri
- B. Yoqut
- C. Zumrad
- D. Brilliant
- E. Flyuorit

18. Kimyoviy cho‘kindi sifatida hosil bo‘ladigan minerallar.

- A. Flyuorit, barit
- B. Apatit, nefelin
- C. Galit, silvin
- D. Kvars, ortoklaz
- E. Korund, magnetit

19. Ishqoriy magmatik jinslar tarkibidagi asosiy mineral.

- A. Kvars
- B. Olmos
- C. Gips
- D. Oltin
- E. Nefelin

20. O‘ta asosli magmatik jins tarkibidagi asosiy mineral.

- A. Kvars
- B. Ortoklaz
- C. Olivin
- D. Muskovit
- E. Disten

21. Metamorfik jarayonda hosil bo‘ladigan minerallar.

- A. Disten, vollastonit
- B. Gips, kaolinit
- C. Galit, silvin

D. Barit, selestin  
E. Kaolin, oltingugurt

22. Apatitning kimyoviy tarkibini aniqlang.

- A.  $\text{Ca}_5(\text{RO}_4)_3(\text{F},\text{Cl},\text{ON})$
- B.  $\text{Pb}_5(\text{PO}_4)_3\text{Cl}$
- C.  $\text{Fe}_3(\text{PO}_4)_{28}\text{H}_2\text{O}$
- D.  $\text{Cu}_2(\text{OH})(\text{PO}_4)$
- E.  $\text{FeFsO}_{42} \text{ H}_2\text{O}$

23. Simobning asosiy minerali.

- A. Antimonit
- B. Kinovar
- C. Galenit
- D. Tetraedrit
- E. Sfalerit

24. Surmaning asosiy minerali.

- A. Kinovar
- B. Galenit
- C. Antimonit
- D. Tetraedrit
- E. Gematit

25. Qalayning asosiy minerali.

- A. Korund
- B. Gematit
- C. Sfalerit
- D. Kassiterit
- E. Pentlandit

26. Fosforli o‘g‘it olishda ishlataladigan mineral.

- A. Sfalerit
- B. Feruza
- C. Pirit
- D. Karnallit
- E. Apatit

27. Misning asosiy minerali.

- A. Volframit
- B. Xalkopirit
- C. Pentlandit
- D. Tetraedrit
- E. Arsenopirit

28. Yer po'stida eng ko'p tarqalgan minerallar sinfi.

- A. Sof elementlar
- B. Sulfatlar
- C. Karbonatitlar
- D. Oksidlar
- E. Silikatlar

29. Plagioklazlarning izomorf qatorida nechta mineral bor?

- A. Uch xil minerallari mavjud
- B. Besh xil minerallari mavjud
- C. Sakkiz xil minerallari mavjud
- D. Olti xil minerallari mavjud
- E. O'n xil minerallari mavjud

30. Gabbro-norit tog' jinsining mineral tarkibini toping.

- A. Nordon plagioklaz, mikroklin, biotit
- B. Nefelin, shox aldamchisi, magnetit
- C. Muskovit, ortoklaz, kvars
- D. Asosli plagioklaz, rombik va monoklin piroksenlar
- E. Leytsit, pertit, biotit

31. Metamorfik jinslarga xos tipomorf mineral guruhini ko'rsating.

- A. Stavrolit, andaluzit
- B. Piroksen, shox aldamchisi
- C. Olivin, nefelin
- D. Kvars, plagioklaz
- E. Leytsit, adulyar

32. Serpentinit tarkibini belgilovchi mineral guruhini ko‘rsatib bering.

- A. Olivin, diopsid, enstatit
- B. Gipersten, shox aldamchisi, biotit
- C. Epidot, aktinolit
- D. Xrizotil, antigorit, bastit
- E. Stavrolit, andaluzit, sillimanit

33. Yer po‘stining tarkibida ko‘p uchraydigan minerallar guruhini belgilang.

- A. Oksidlar
- B. Karbonatlar
- C. Silikatlar
- D. Fosfatlar
- E. Sulfitlar

34. Oltin, kumush, olmos, platinoidlar, grafit, oltingugurt minerallari qaysi sinfga tegishli?

- A. Sulfidlar
- B. Sulfatlar
- C. Oksidlar
- D. Karbonatlar
- E. Sof elementlar

35. Magmaning kristallanishida yuzaga keladigan magmatogen konlarni aniqlang.

- A. Xromit, platinoidlar
- B. Volframit, molibdenit
- C. Xalkozin, galenit, sfalerit
- D. Gips, flyuorit, talk
- E. Kassiterit, flyuorit, barit

36. Solishtirma og‘irligi eng yuqori minerallarni aniqlang.

- A. Silvin, galit
- B. Realgar, kinovar
- C. Anglezit, kalsit
- D. Oltin, platinoidlar
- E. Galenit, sfalerit

### **3-variant**

1. Petlandit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{TiO}_2$
- B.  $\text{SrO}_2$
- C.  $\text{SiO}_2$
- D.  $(\text{Fe},\text{Ni})_9 \text{S}_8$
- E.  $\text{CaF}_2$

2. Millerit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{NiS}$
- B.  $\text{KCl}$
- C. C
- D.  $\text{KAlSi}_3\text{O}_8$
- E.  $\text{RbO}$

3. Xalkopirit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{CuFeS}_2$
- B.  $\text{NiS}$
- C.  $\text{SiO}_2$
- D.  $\text{AgCl}$
- E.  $\text{Fe}_3\text{O}_4$

4. Kvarts formulasini aniqlang.

- A.  $\text{SiO}_2$
- B.  $\text{TiO}_2$
- C.  $\text{Al}_2\text{O}_3$
- D.  $\text{NaCl}$
- E.  $\text{CuS}$

5. Auripigment formulasini aniqlang.

- A.  $\text{As}_2\text{S}_3$
- B.  $\text{CuFeS}$
- C.  $\text{SnO}_2$
- D.  $\text{KCl}$
- E.  $\text{FeAsS}$

6. Realgar formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Al}_2\text{O}_3$

- B.  $\text{SiO}_2$
- C.  $\text{CaF}_2$
- D.  $\text{AsS}$
- E.  $\text{FeAsS}$

7. Antimonit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Fe}_2\text{O}_3$
- B.  $\text{BeAl}_2\text{O}_4$
- C.  $\text{Sb}_2\text{S}_3$
- D.  $\text{MnO}_2$
- E.  $\text{CaTiO}_3$

8. Silvin formulasini aniqlang.

- A.  $\text{KCl}$
- B.  $\text{NaCl}$
- C.  $\text{AgCl}$
- D.  $\text{CaF}_2$
- E.  $\text{SnO}_2$

9. Molibdenit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{MoS}_2$
- B.  $\text{ZnS}$
- C.  $\text{KCl}$
- D.  $\text{Rck}$
- E.  $\text{S}$

10. Kerargirit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{AgCl}$
- B.  $\text{NaCl}$
- C.  $\text{Al}_2\text{O}_3$
- D.  $\text{MoS}_2$
- E.  $\text{SnO}_2$

11. Ilmenit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Al}_2\text{O}_3$
- B.  $\text{Fe}_2\text{O}_3$
- C.  $\text{KNO}$

- D.  $\text{CaCO}_3$
- E.  $\text{FeTiO}_3$

12. Aragonit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{CaCO}_3$
- B.  $\text{PbCO}_3$
- C.  $\text{CaSO}_4$
- D.  $\text{MoS}_2$
- E.  $\text{FeS}_2$

13. Magnezit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{MgCO}_3$
- B.  $\text{CaCO}_3$
- C.  $\text{PbSO}_4$
- D.  $\text{NiS}$
- E.  $\text{Al}_2\text{O}_3$

14. Siderit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{ZnS}$
- B.  $\text{CaCO}_3$
- C.  $\text{SiO}_2$
- D.  $\text{NaNO}_3$
- E.  $\text{FeCO}_3$

15. Smitsonit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{ZnCO}_3$
- B.  $\text{MgCO}_3$
- C.  $\text{CaCO}_3$
- D.  $\text{PbCO}_3$
- E.  $\text{HgS}$

16. Serussit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{PbCO}_3$
- B.  $\text{ZnCO}_3$
- C.  $\text{CaSO}_4$
- D.  $\text{TiO}_2$
- E.  $\text{KCl}$

17. Malaxit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Cu}_2[\text{CO}_3](\text{OH})_2$
- B.  $\text{MgCO}_3$
- C.  $\text{CaCO}_3$
- D.  $\text{PbS}$
- E.  $\text{TiO}_2$

18. Sodaning formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Na}_2\text{SO}_3 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$
- B.  $\text{NaNO}_3$
- C.  $\text{SnO}_2$
- D.  $\text{HgS}$
- E.  $\text{ZnS}$

19. Selestin formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Al}_2\text{O}_3$
- B.  $\text{SrSO}_4$
- C.  $\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$
- D.  $\text{PbSO}_4$
- E.  $\text{BaSO}_4$

20. Anglezit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{MnO}_2$
- B.  $\text{PbSO}_4$
- C.  $\text{CuS}$
- D.  $\text{SiO}_2$
- E.  $\text{CaCO}_3$

21. Sheelit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{CaWO}_4$
- B.  $\text{FeCuS}_2$
- C.  $\text{PbS}$
- D.  $\text{NaCl}$
- E.  $\text{CaF}_2$

22. Forsterit formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Mg}_2[\text{SiO}_4]$
- B.  $\text{KAlSi}_3\text{O}_8$

- C.  $\text{CaF}_2$
- D.  $\text{NaCl}$
- E.  $\text{Al}_2\text{O}_3$

23. Muz suvda nima uchun cho‘kmaydi?

- A. Kristallanganligi
- B. Sovushi tufayli
- C. Solishtirma og‘irligi pastligi
- D. Tarkibining bir xilligi
- E. Zichligi

24. Pirop formulasini aniqlang.

- A.  $\text{Mg}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
- B.  $\text{CaAl}_2\text{Si}_2\text{O}_8$
- C.  $\text{NaAl}[\text{SiO}_4]$
- D.  $\text{ZrSiO}_4$
- E.  $\text{CaTiO}_3$

25. Plagioklazlar singoniyasini aniqlang.

- A. Kub
- B. Monoklinal
- C. Romb
- D. Geksagonal
- E. Triklinal

26. Torit qaysi elementning minerali?

- A. Qalay
- B. Rubidiy
- C. Litiy
- D. Toriy
- E. Kadmiy

27. Rux mineralini aniqlang.

- A. Anataz, rutil
- B. Gematit, magnetit
- C. Kassiterit, galenit
- D. Sfalerit, vyurtsit
- E. Sfen, kinovar.

28. Pirit qaysi birikmaga kiradi?

- A. Sulfidga
- B. Karbonatga
- C. Sulfatga
- D. Oksidga
- E. Silikatga

29. Flyuorit qaysi birikmaga kiradi?

- A. Ftoridga
- B. Bromidga
- C. Silikatga
- D. Oksidga
- E. Karbonatga

30. Selitra formulasini aniqlang.

- A.  $\text{NaNO}_3$
- B.  $\text{SrSO}_4$
- C.  $\text{BaSO}_4$
- D.  $\text{NaAl}_2\text{SiO}_4$
- E.  $\text{KCl}$

31. Kaliy selitrasи formulasini aniqlang.

- A.  $\text{NaCl}$
- B.  $\text{CaCO}_3$
- C.  $\text{PbCO}_3$
- D.  $\text{NaCO}_3$
- E.  $\text{KNO}_3$

32. Natriyli va kaliyli selitra qaysi sinfga kiradi?

- A. Sulfat
- B. Sulfid
- C. Xlorid
- D. Nitrat
- E. Karbonat

33. Anataz, brukit, ilmenit qaysi sinfga kiradi?

- A. Oksidlar
- B. Karbonatlar

- C. Silikatlar
- D. Nitratlar
- E. Volframitlar

34. Fosforli o‘g‘itlar qaysi mineraldan olinadi?

- A. Vivianitdan
- B. Feruzadan
- C. Piromorfitdan
- D. Karnallitdan
- E. Apatitdan

35. Misning sanoatbop minerali.

- A. Sheelit
- B. Xalkopirit
- C. Petlandit
- D. Galit
- E. Arsenopirit

36. Yer po‘stida keng tarqalgan sinf minerallari.

- A. Sof minerallar
- B. Sulfatlar
- C. Karbonatlar
- D. Oksidlar
- E. Silikatlar

**Test javoblari**  
**«Mineralogiya»**  
**(1-variant)**

Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob
1	C	10	C	19	A	28	E
2	D	11	D	20	B	29	E
3	B	12	A	21	A	30	E
4	A	13	E	22	A	31	C
5	D	14	B	23	A	32	B
6	B	15	A	24	C	33	E
7	E	16	D	25	B	34	A
8	B	17	E	26	D	35	D
9	C	18	A	27	C	36	C

**Test javoblari**  
**«Mineralogiya»**  
**(2-variant )**

Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob
1	C	10	D	19	E	28	E
2	A	11	E	20	C	29	E
3	E	12	D	21	A	30	D
4	B	13	D	22	A	31	A
5	B	14	D	23	B	32	D
6	B	15	A	24	C	33	C
7	A	16	A	25	D	34	E
8	C	17	A	26	E	35	A
9	B	18	C	27	B	36	D

**Test javoblari**  
**«Mineralogiya»**  
**(3-variant)**

Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob
1	D	10	A	19	B	28	A
2	A	11	E	20	B	29	A
3	A	12	A	21	A	30	A
4	A	13	A	22	A	31	E
5	A	14	E	23	E	32	D
6	D	15	A	24	A	33	A
7	C	16	A	25	E	34	E
8	A	17	A	26	D	35	B
9	A	18	A	27	D	36	E

## Petrografiya fanidan test savollari

1. Petrografiya fani nimalarni o‘rganadi?

- A. kristallarni
- B. minerallarni
- C. tog‘ jinslarini
- D. ma’danlarni
- E. foydali qazilmalarni

2. Tog‘ jinslari kelib chiqishi bo‘yicha qanday guruhlarga ajratiladi?

- A. magmatik, gidrotermal, skarn
- B. magmatik, cho‘kindi, metamorfik
- C. cho‘kindi, metasomatik, magmatik
- D. cho‘kindi, nurash, magmatik
- E. skarn, metamorfik, magmatik

3. Litosferaning necha foizini cho‘kindi jinslar tashkil qiladi?

- A. 5 %
- B. 10 %
- C. 15 %
- D. 20 %
- E. 1,5

4. Yer yuzasining necha foizini cho‘kindi jinslar qoplab turadi?

- A. 50 %
- B. 60 %
- C. 70 %
- D. 75 %
- E. 80 %

5. Magmatik jinslar hosil bo‘lishi sharoitiga qarab qanday guruhlarga ajratiladi?

- A. gidrotermal, skarn, metasomatik
- B. intruziv, effuziv

- C. gidrotermal, cho'kindi
- D. gidrotermal, metamorfik
- E. intruziv, ekstruziv

6. Magmatik jinslarning qatlam ko'rinishidagi, o'rab turuvchi jinslarga mos joylashgan to'plamlarining nomi qanday?

- A. shtok
- B. sill
- C. lakkolit
- D. batolit
- E. lopolit

7. Magmatik jinslarning gumbaz ko'rinishidagi o'rab turuvchi jinslarga mos joylashgan to'plamlarining nomi qanday?

- A. shtok
- B. lopolit
- C. lakkolit
- D. sill
- E. fakolit

8. Magmatik jinslarning juda katta maydonlari egallovchi o'rab turuvchi jinslarga nisbatan mos bo'limgan to'plamlarning nomi qanday?

- A. shtok
- B. lopolit
- C. fakolit
- D. batolit
- E. lakkolit

9. Magmatik jinslar kimyoviy tarkibi bo'yicha qanday guruhlarga ajratiladi?

- A. o'ta asosli
- B. asosli
- C o'ta
- D. nordon
- E. yuqoridagilarning hammasi

10. O‘ta asosli jinslarning tarkibida qancha  $\text{SiO}_2$  bo‘lishi mumkin?

- A. 30 %
- B. 45 %
- C. 53 %
- D. 60 %
- E. bo‘lmaydi

11. Asosli jinslarning tarkibida qancha  $\text{SiO}_2$  bo‘lishi kerak?

- A. 45 %
- B. 45–52 %
- C. 52–65 %
- D. 65 %
- E. bo‘lmaydi

12. O‘rta jinslarning tarkibida qancha  $\text{SiO}_2$  bo‘lishi kerak?

- A. 45 %
- B. 42–52 %
- C. 52–65 %
- D. 65 %
- E. bo‘lmaydi

13. Nordon jinslarning tarkibida qancha  $\text{SiO}_2$  bo‘lishi kerak?

- A. 45 %
- V. 45–52 %
- S. 52–55 %
- D. 65 %
- E. bo‘lmaydi

14. Asosan olivin minerallaridan tashkil topuvchi tog‘ jinslarining nomi qanday?

- A. peridotit
- B. dunit
- C. granit
- D. sienit
- E. diorit

15. Asosli plagioklazlardan va piroksenlardan tashkil topuvchi effuziv jinslar qanday nomlanadi?

- A. bazalt
- B. gabbro
- C. diorit
- D. andezit
- E. diorit

16. Asosli plagioklazlardan va piroksenlardan tashkil topuvchi intruziv jinslar qanday nomlanadi?

- A. bazalt
- B. gabbro
- C. diorit
- D. andezit
- E. sienit

17. Asosan plagioklazlardan (70%gacha) va shox aldamchisidan tashkil topuvchi intruziv jinslar qanday nomlanadi?

- A. bazalt
- B. gabbro
- C. diorit
- D. andezit
- E. liparit

18. Asosan plagioklazlardan (70%gacha) va shox aldamchisidan tashkil topuvchi effuziv jinslar qanday nomlanadi?

- A. bazalt
- B. gabbro
- C. diorit
- D. andezit
- E. liparit

19. Tarkibida 50–70 % kaliyli dala shpati, 10–13 % plagioklaz, 15 foizgacha amfibollardan tashkil topgan intruziv jinslar.

- A. sienit
- B. ortofir
- C. aplit

- D. granit
- E. diorit

20. Tarkibida 25–35 % kvars, 30–40 % kaliyli dala shpati, 15–25 foiz nordon plagioklaz, 10 % rangli minerallar bo‘lgan intruziv jinslar qanday nomlanadi?

- A. sienit
- B. diorit
- C. granit
- D. liparit
- E. gabbro

21. Tarkibida 35 % gacha kvars, 40 %gacha kaliyli dala shpati, 25 foizgacha nordon plagioklaz va 10 %gacha rangli minerallar bo‘lgan effuziv jinslar qanday nomlanadi?

- A.granit
- B. diorit
- C. andezit
- D. liparit
- E. sienit

22. O‘ta asosli magmatik jinslar bilan qanday foydali qazilmlarning konlari uzviy bog‘liq?

- A. oltin
- B. xrom
- C. olmos
- D. barit
- E. mis

23. Xromitlarning to‘plamlari qanday tarkibli magmatik jinslar bilan bog‘liq?

- A. o‘ta asosli
- B. asosli
- C. o‘rta
- D. nordon
- E. ishqorli

24. Nurashning qanday turlari mavjud?

- A. komyoviy
- B. fizik
- C. organik
- D. organiksiz
- E. yuqoridagilarning hammasi

25. Hosil bo‘lishi sharoitiga ko‘ra cho‘kindi jinslar nechta guruhga ajratiladi?

- A. 2ta
- B. 3ta
- C. 4ta
- D. 5ta
- E. 7ta

26. Qaysi minerallar jinslarda birga uchramaydi?

- A. piroksen, amfibol
- B. kvars, nefelin
- C. kvars, kalishpat
- D. plagioklaz, piroksen
- E. olivin, piroksen

27. Dunitning mansub minerallari.

- A. rombik piroksen, olivin
- B. amfibol, piroksen
- C. plagioklaz, kvars
- D. kalishpat, kvars
- E. nefelin, kvars

28. Granitning mansub minerallarini aniqlang.

- A. kvars, kalishpat
- B. piroksen, biotit, amfibol
- C. kvars, olivin, nefelin
- D. amfibol, plagioklaz, kvars
- E. olivin, kvars, plagioklaz

29. Dioritning mansub minerallarini aniqlang.

- A. piroksen, granat, plagioklaz

- B. plagioklaz, kalishpat, nefelin
- C. plagioklaz, shox aldamchisi
- D. olivin, nefelin, kvars
- E. kvars, shox aldamchisi, kalishpat

30. Bazalt qanday tarkibli intruziv jinslarning vulkan turi?

- A. asosli
- B. o‘ta asosli
- C. nordon
- D. ishqorli
- E. o‘rta nordon

31. Piroksen qaysi silikatlar guruhiga kiradi?

- A. orolsimon
- B. varaqsimon
- C. zanjirsimon
- D. karkas
- E. barchasi noto‘g‘ri

32. Plagioklaz guruhi nechta minerallardan tashkil topgan?

- A. 2
- B. 4
- C. 6
- D. 10
- E. 7

33. Cho‘kindi jinslar tasnifi nima asosda tuzilgan?

- A. zarracha o‘lchami
- B. hosil bo‘lishi sharoiti
- C. dengizda hosil bo‘lishi
- D. quruqlikda yuzaga kelishi
- E. intruzivlar natijasida

34. Metamorfizmni yuzaga keltiruvchi omillar?

- A. harorat va bosim
- B. tektonik jarayon
- C. gidrotermal jarayon

- D. geologik jarayonlarning barchasida  
 E. pegmatit hosil bo‘lish jarayoni natijasida

35. Regional metamorfizm turlari.

- A. yuqori, o‘rta va past darajali  
 B. yuqori va past darajali  
 C. turlarga ajratilmaydi  
 D. past darajali  
 E. o‘rta va past darajali

36. Metamorfizm jarayonining mansub minerallari.

- A. kvars, plagioklaz  
 B. olivin, piroksen  
 C. granat, amfibol  
 D. vollastonit, granatlar kordierit, sillimanit  
 E. kordierit, sillimanit

**Test javoblari**  
**«Petrografiya»**

Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob	Savol	Javob
1	C	10	B	19	A	28	A
2	B	11	B	20	C	29	C
3	A	12	C	21	D	30	A
4	D	13	D	22	B	31	C
5	B	14	B	23	A	32	C
6	B	15	A	24	E	33	B
7	C	16	B	25	B	34	A
8	D	17	C	26	B	35	A
9	E	18	D	27	A	36	D

## Muhim elementlarning minerallari

### ALYUMINIY

Kriolit-	$\text{Na}_3\text{AlF}_6$
Korund-	$\text{Al}_2\text{O}_3$
Shpinel-	$\text{MgAl}_2\text{O}_4$
Gidrargillit-	$\text{Al}[\text{OH}]_3$
Byomit-	$\text{AlOOON}$
Diaspor-	$\text{HAlO}_2$
Achchiq toshlar-	$\text{KAl}[\text{SO}_4]_2 \cdot 12\text{H}_2\text{O}$
Alunit-	$\text{KAl}_3[\text{SO}_4]_2[\text{OH}]_6$
Topaz-	$\text{Al}_2[\text{SiO}_4][\text{F}, \text{OH}]_2$
Disten-	$\text{Al}_2\text{SiO}_5$
Andaluzit-	$\text{Al}_2\text{SiO}_5$
Sillimanit-	$\text{Al}_2\text{SiO}_5$
Dyumorterit-	$\text{Al}_8\text{Bsi}_3\text{O}_{19}[\text{OH}]$
Kordierit-	$\text{Al}_3(\text{Mg}, \text{Fe})_2[\text{AlSi}_5\text{O}_{18}]$
Pirofillit-	$\text{Al}_2[\text{Si}_4\text{O}_{10}][\text{OH}]_2$
Muskovit-	$\text{KAl}_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{19}][\text{OH}]_2$
Margarit-	$\text{CaAl}_2[\text{Al}_2\text{Si}_2\text{O}_{10}][\text{OH}]_2$
Kaolinit-	$\text{Al}_4(\text{Si}_4\text{O}_{10})[\text{OH}]_8$
Galluazit-	$\text{Al}_4[\text{Si}_4\text{O}_{10}][\text{OH}]_8 4\text{H}_2\text{O}$
Ortoklaz, mikroklin-	$\text{K}[\text{AlSi}_3\text{O}_8]$
Leytsit-	$\text{K}[\text{AlSi}_2\text{O}_6]$
Nefelin-	$\text{Na}[\text{AlSiO}_4]$

### BARIY

Viterit-	$\text{BaCO}_3$
Baritokalsit-	$\text{BaCa}[\text{CO}_3]_2$
Barit-	$\text{BaSO}_4$
Tselzian-	$\text{Ba}[\text{Al}_2\text{Si}_2\text{O}_8]$

### BERILLIY

Bromellit-	$\text{BeO}$
Xrizoberill-	$\text{BeAl}_2\text{O}_4$
Fenakit-	$\text{Be}_2\text{SiO}_4$
Evklaz-	$\text{Be}_2\text{Al}_2\text{Si}_2\text{O}_8[\text{OH}]_2$

Bertrandit-	$\text{Be}_4\text{Si}_2\text{O}_7[\text{OH}]_2$
Berill-	$\text{Be}_3\text{Al}_2[\text{Si}_6\text{O}_{18}]$
Gelvin-	$(\text{Mn},\text{Fe})_8[\text{BeSiO}_4]6\text{S}_2$
Danalit-	$\text{Fe}_8[\text{BeSiO}_4]6\text{S}_2$
Chkalovit-	$\text{Na}_2\text{BeSi}_2\text{O}_6$

## **BOR**

Sassolin-	$\text{B}[\text{OH}]_3$
Eremeevit-	$\text{AlBO}_3$
Asharit-	$\text{MgHBO}_3$
Lyudvigit-	$(\text{Mg},\text{Fe})_2\text{Fe}[\text{BO}_3]\text{O}_2$
Boratsit-	$\text{Mg}_6\text{B}_{14}\text{O}_{26}\text{Cl}_2$
Bura-	$\text{Na}_2\text{B}_4\text{O}_710\text{H}_2\text{O}$
Boronatrokalsit-	$\text{NaCaB}_5\text{O}_98\text{H}_2\text{O}$
Inderit-	$\text{Mg}_2\text{B}_6\text{O}_{11}.15\text{H}_2\text{O}$
Inderborit-	$\text{Mg Ca B}_6\text{O}_{11}11\text{H}_2\text{O}$
Pandermit-	$\text{Ca}_2\text{B}_{10}\text{O}_{19}7\text{H}_2\text{O}$
Datolit-	$\text{Ca B SiO}_4[\text{OH}]$
Danburit-	$\text{Ca B}_2[\text{SiO}_4]_2$
Aksinit-	$\text{Ca}_2(\text{Mn},\text{Fe})\text{Al}_2\text{BsiO}_4\text{O}_{15}[\text{OH}]$
Turmalin-	$(\text{Na},\text{Ca}) (\text{Mg},\text{Al})_6[\text{B}_3\text{Al}_3\text{Si}_6(\text{O},\text{OH})_{30}]$
Kaltsioborit-	$\text{Ca}_5\text{B}_8\text{O}_{17}$

## **VANADIY**

Sulvanit-	$\text{Cu}_3\text{VS}$
Kolyuzit-	$\text{Cu}_3(\text{As},\text{Sn},\text{V})\text{S}$
Kulsonit-	$(\text{Fe},\text{V})_3\text{O}_4$
Puxerit-	$\text{BiVO}_4$
Vanadinit-	$\text{Pb}_5[\text{VO}_4]_3\text{Cl}$
Dekluazit-	$(\text{Zn},\text{Cu})\text{Pb}[\text{VO}_4][\text{OH}]$
Uzbekit-	$\text{Cu}_3[\text{VO}_4]_23\text{H}_2\text{O}$
Karnotit-	$\text{K}_2[\text{UO}_4]_2[\text{VO}_4]_23\text{H}_2\text{O}$
Metarossit-	$\text{CaV}_2\text{O}_62\text{H}_2\text{O}$
Roskoelit-	$\text{KV}_2[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}][\text{OH}]_2$

## **VISMUT**

Vismut (sof tug‘ma)-	$\text{Bi}$
Tetradimit-	$\text{Bi}_2\text{Te}_2\text{S}$

Vismutin-	Bi <sub>2</sub> S <sub>3</sub>
Matildit-	AgBiS <sub>2</sub>
Vittixenit-	Cu <sub>3</sub> BiS <sub>3</sub>
Klaprotit-	Cu <sub>6</sub> Bi <sub>4</sub> S <sub>9</sub>
Kozalit-	Pb <sub>2</sub> Bi <sub>2</sub> S <sub>5</sub>
Gladit-	CuPbBi <sub>5</sub> S <sub>9</sub>
Bismit-	Bi <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Bismutit-	Bi <sub>2</sub> CO <sub>3</sub> [OH] <sub>4</sub>
Ruzveltit-	BiAsO <sub>4</sub>

## **VOLFRAM**

Tungstenit-	WS <sub>2</sub>
Gyubnerit-	MnWO <sub>4</sub>
Volframit-	(Mn,Fe)WO <sub>4</sub>
Ferberit-	FeWO <sub>4</sub>
Sheelit-	CaWO <sub>4</sub>
Raspit-	PbWO <sub>4</sub>

## **GERMANIY**

Germanit-	Cu <sub>3</sub> GeS <sub>4</sub>
Argirodit-	Ag <sub>8</sub> GeS <sub>6</sub>

## **ITTRIY VA SIYRAK ER ELEMENTLARI**

Tserianit-	CeO <sub>2</sub>
Flyuotserit-	(La,Ce... )F <sub>3</sub>
Dizanalit-	(Ca,Ce,Na)(Ti,Fe,Nb)O <sub>3</sub>
Loparit-	(Na,Ce,Ca... )(Nb,Ti)O <sub>3</sub>
Piroxlor-	(Na,Ca,Ce... )Nb,O <sub>6</sub> F
Fergyusonit-	(V,Er,Ce... )(Nb,Ta,Ti)O <sub>4</sub>
Evksenit-	(V,Ge,Ca... )(Nb,Ta, Ti)2O <sub>6</sub>
Polikraz-	(V,Ce,Ca... )(Ti,Nb,Ta)2O <sub>6</sub>
Eshinit-	(Ce,Ca,Th)(Ti,Nb)2O <sub>6</sub>
Samarskit-	(V,Er... )(Nb,Ta) <sub>6</sub> O <sub>21</sub>
Bastnezit-	(Ce,La... )[CO <sub>3</sub> ]
Sinxizit-	Ca(Ce,La... )[C0 <sub>3</sub> ]2F
Parizit-	Ca(Ce,La... )2[CO <sub>3</sub> ]F
Ambatoarint-	Sr(Ce,La... )2[CO <sub>3</sub> ]3O
Lantanit-	(La,Rr,Ce... )2[CO <sub>3</sub> ]2.8H <sub>2</sub> O

Monatsit-	$(\text{Ce}, \text{La...})\text{PO}_4$
Ksenotim-	$\text{JPO}_4$

### **KADMIY**

Grinokit-	$\text{CdS}$
Monteponit-	$\text{CdO}$
Otavit-	$\text{CdCO}_3$

### **KALIY**

Silvin-	$\text{KCl}$
Karnallit-	$\text{MgCl}_2 \cdot \text{KCl} \cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Kaliyli selitra-	$\text{KNO}_3$
Kalitsinit-	$\text{KHCO}_3$
Langbeynit-	$\text{K}_2\text{Mg}_2[\text{SO}_4]_3$
Alunit-	$\text{KAl}_3[\text{SO}_4]_2[\text{OH}]_6$
Kaliyli achchiq toshlar-	$\text{KAl}_3[\text{SO}_4]_2(\text{OH})_6$
Leytsit-	$\text{K}[\text{AlSi}_2\text{O}_6]$

### **KALSIY**

Flyuorit-	$\text{CaF}_2$
Perovskit guruhi-	$\text{CaTiO}_3$
Kalsit-	$\text{CaCO}_3$
Aragonit-	$\text{CaCO}_3$
Dolomit-	$\text{CaMg}[\text{CO}_3]_2$
Angidrit-	$\text{CaSO}_4$
Gips-	$\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$
Sheelit-	$\text{CaWO}_4$
Povellit-	$\text{CaMoO}_4$
Apatit-	$\text{Ca}_5[\text{PO}_4]_3[\text{F, Cl}]$
Vezuvian-	$\text{Ca}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_2[\text{OH}]$
Sfen-	$\text{CaTi}[\text{SiO}_4]\text{O}$
Vollastonit-	$\text{CaSiO}_3$
Prenit-	$\text{Ca}_2\text{Al}_2\text{Si}_3\text{O}_{10}[\text{OH}]_2$

### **KOBALT**

Linneit-	$\text{Co}_3\text{S}_4$
Bornxardit-	$\text{CoSe}_4$
Zigenit-	$(\text{Co, Ni})_3\text{S}_4$
Karrolit-	$\text{CuCo}_2\text{S}_4$

Kobaltin-	CoAsS
Safflorit-	CoAs <sub>2</sub>
Skutterudit-	CoAs <sub>3</sub>
Smaltn-	CoAs <sub>3-2</sub>

## KUMUSH

Sof (tug‘ma kumush)-	Ag
Kumush amalgamasi-	Hg <sub>3</sub> Ag <sub>2</sub>
Diskrazit-	Ag <sub>3</sub> Sb
Argentit (akantit)-	Ag <sub>2</sub> S
Shtromeyrit-	Cu <sub>2</sub> S·Ag <sub>2</sub> S
Yalpait-	3Ag <sub>2</sub> S·Cu <sub>2</sub> S
Agvilarit-	Ag <sub>2</sub> (Se,S)
Naumanit-	Ag <sub>2</sub> Se
Shternbergit-	AgFe <sub>2</sub> S <sub>3</sub>
Gessit-	Ag <sub>2</sub> Te
Pettsit-	(Ag, Au) <sub>2</sub> Te
Polibazit-	(Ag, Cu) <sub>16</sub> Sb <sub>2</sub> S <sub>11</sub>
Pirseit-	(Ag, Cu) <sub>16</sub> As <sub>2</sub> S <sub>11</sub>
Poliargirit-	Ag <sub>21</sub> Sb <sub>2</sub> S <sub>15</sub>
Stefanit-	Ag <sub>5</sub> SbS <sub>4</sub>
Pirargirit-	Ag <sub>3</sub> SbS <sub>3</sub>
Prustit-	Ag <sub>3</sub> AsS <sub>3</sub>
Smitit-	AgAsS <sub>2</sub>
Trechmanit-	AgAsS <sub>2</sub>
Argirodit-	Ag <sub>8</sub> GeS <sub>6</sub>
Kanfildit-	Ag <sub>8</sub> SnS <sub>6</sub>
Matildit-	AgBiS <sub>2</sub>
Kerargirit-	AgCl
Embolit-	Ag(Cl, Br)
Bromirit-	AgBr
Iodobromit-	Ag(Cl, Br, J)
Mayersit-	4AgJ.CuJ
Iodirit-	AgJ
Argentoyarozit-	AgFe <sub>3</sub> (SO <sub>4</sub> ) <sub>2</sub> [OH] <sub>6</sub>

## **LITIY**

Kriolitionit-	$3\text{NaF} \cdot 3\text{LiF} \cdot 2\text{AlF}_3$
Litiofillit-	$\text{Li}(\text{Mn},\text{Fe})\text{PO}_4$
Amblygonit-	$\text{LiAlPO}_4\text{F}$
Spodumen-	$\text{LiAl}[\text{Si}_2\text{O}_6]$
Lepidolit-	$\text{KLi}_{15}\text{Al}_{15}[\text{Si}_4\text{O}_{10}][\text{F}, \text{OH}]_2$
Tsinnvaldit-	$\text{KLiFeAl}[\text{Si}_3\text{AlO}_{10}][\text{Fe}, \text{OH}]_2$
Kukeit-	$\text{LiAl}_5[\text{Si}_3\text{AlO}_{10}][\text{OH}]_8$
Petalit-	$(\text{Li},\text{Na})\text{AlSi}_4\text{O}_{11}$

## **MAGNIY**

Bishofit-	$\text{MgCl}_2 \cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Periklaz-	$\text{MgO}$
Shpinellar guruhi-	$\text{MgAl}_2\text{O}_4$
Brusit-	$\text{Mg}[\text{OH}]$
Magnezit-	$\text{MgCO}_3$
Dolomit-	$\text{MgCa}[\text{CO}_3]_2$
Ankerit-	$(\text{Mg},\text{Fe})\text{Ca}[\text{CO}_3]_2$
Kizerit-	$\text{MgSO}_4 \cdot \text{H}_2\text{O}$
Vagnerit-	$\text{Mg}_2\text{PO}_4\text{F}$
Asharit-	$\text{MgHBO}_3$
Forsterit-	$\text{Mg}_2\text{SiO}_4$
Olivin-	$(\text{Mg},\text{Fe})_2\text{SiO}_4$
Xondrodit-	$\text{Mg}_5[\text{SiO}_4]_2[\text{OH},\text{F}]_2$
Gumit-	$\text{Mg}_7[\text{SiO}_4]_3[\text{OH},\text{F}]_2$
Pirop-	$\text{Mg}_3\text{Al}_2[\text{SiO}_4]_3$
Enstatit-	$\text{MgSiO}_3$
Antofillit-	$(\text{Mg},\text{Fe})_7[\text{Si}_4\text{O}_{11}]_2[\text{OH}]_2$
Kupferit-	$\text{Mg}_7[\text{Si}_4\text{O}_{11}]_2[\text{OH}]_2$
Tremolit-	$\text{Ca}_2\text{Mg}_5[\text{Si}_4\text{O}_{11}]_2[\text{OH}]_2$
Aktinolit-	$\text{Ca}_2(\text{Mg},\text{Fe})_5[\text{Si}_4\text{O}_{11}]_2[\text{OH}]_2$
Talk-	$\text{Mg}_3[\text{Si}_4\text{O}_{10}] [\text{OH}]_2$
Flogopit-	$\text{KMg}_3[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}][\text{F},\text{OH}]_2$
Biotit-	$\text{K}(\text{Mg},\text{Fe})_3[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}][\text{F},\text{OH}]_2$
Pennin-	$(\text{Mg},\text{Fe})_5\text{Al}[\text{AlSi}_3\text{O}_{10}][\text{OH}]_8$
Vermikulit-	$(\text{Mg},\text{Fe})_3[(\text{SiAl})_4\text{O}_{10}][\text{OH}]_2 \cdot 4\text{H}_2\text{O}$
Serpentin-	$\text{Mg}_6[\text{Si}_4\text{O}_{10}] [\text{OH}]_8$

## **MARGANETS**

Alabandin-	MnS
Gauerit-	MnS <sub>2</sub>
Manganozit-	MnO
Gausmanit-	Mn <sub>3</sub> O <sub>4</sub>
Yakobsit-	MnFe <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Braunit-	Mn <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Pirolyuzit-	MnO <sub>2</sub>
Manganit-	Mn MnO <sub>2</sub> [OH] <sub>2</sub>
Vernadit-	MnO <sub>2</sub> · nH <sub>2</sub> O
Rodoxrozit-	MnCO <sub>3</sub>
Manganokalsit-	(Mn, Ca) CO <sub>3</sub>
Smikit-	MnSO <sub>4</sub> · H <sub>2</sub> O
Gyubnerit-	MnWO <sub>4</sub>
Purpirit-	(Mn, Fe)PO <sub>4</sub>
Arsenoklazit-	Mn <sub>5</sub> [AsO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> [OH] <sub>4</sub>
Tefroit-	Mn <sub>2</sub> SiO <sub>4</sub>
Spessartin-	Mn <sub>3</sub> Al <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>
Rodonit-	MnSiO <sub>3</sub>

## **MARGIMUSH**

Sof (tug‘ma margumish)-	As
Realgar-	AsS
Auripigment-	As <sub>2</sub> S <sub>3</sub>
Lyollingit-	FeAs <sub>2</sub>
Arsenopirit-	FeAsS
Enargit-	Cu <sub>3</sub> AsS <sub>4</sub>
Arsenolit-	As <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Skorodit-	FeAsO <sub>4</sub> ·2H <sub>2</sub> O

## **MIS**

Sof (tug‘ma miss)-	Cu
Domeykit-	Cu <sub>3</sub> As
Xalkozin-	Cu <sub>2</sub> S
Xalkopirit-	Cu Fe S <sub>2</sub>
Bornit-	Cu <sub>5</sub> FeS <sub>4</sub>
Kovellin-	CuS
Kubanit-	CuFe <sub>2</sub> S <sub>3</sub>

Karrolit-	$\text{CuCO}_2\text{S}_4$
Tennantit-	$\text{Cu}_3\text{AsS}_3$
Tetraedrit-	$\text{Cu}_3\text{SbS}_3$
Sulvanil-	$\text{Cu}_3\text{VS}_4$
Burnonit-	$\text{CuPbSbS}_3$
Atakamit-	$\text{CuCl}_3 \cdot 3\text{Cu}[\text{OH}]_2$
Kuprit-	$\text{Cu}_2\text{O}$
Malaxit-	$\text{Cu}_2[\text{CO}_3][\text{OH}]_2$
Azurit-	$\text{Cu}_3[\text{CO}_3]_2[\text{OH}]_2$
Xalkantit-	$\text{CuSO}_4 \cdot 5\text{H}_2\text{O}$
Broshantit-	$\text{Cu}_4[\text{SO}_4][\text{OH}]_6$
Vernadskit-	$\text{Cu}_4[\text{SO}_4]_3[\text{OH}]_2 \cdot 4\text{H}_2\text{O}$
Lindgrenit-	$\text{Cu}_3[\text{MoO}_4]_2[\text{OH}]_2$
Libetenit-	$\text{Cu}_2[\text{PO}_4][\text{OH}]$
Olivenit-	$\text{Cu}_2[\text{AsO}_4][\text{OH}]$
Uzbekit-	$\text{Cu}_3[\text{VO}_4]_2 \cdot 3\text{H}_2\text{O}$
Feruza-	$\text{CuAl}_6[\text{PO}_4]_4[\text{OH}]_8 \cdot 5\text{H}_2\text{O}$
Ashirit (diopaz)-	$\text{Cu}_6[\text{Si}_6\text{O}_{18}] \cdot 6\text{H}_2\text{O}$
Xrizokolla-	$\text{CuSiO}_3 \cdot n\text{H}_2\text{O}$

## MOLIBDEN

Molibdenit-	$\text{MoS}_2$
Povellit-	$\text{CaMoO}_4$
Vulfenit-	$\text{PbMoO}_4$

## NATRIY

Galit-	$\text{NaCl}$
Villiomit-	$\text{NaF}$
Kriolit-	$\text{Na}_3\text{AlF}_6$
Loparit-	$(\text{Na}, \text{Ce}, \text{Ca})(\text{Nb}, \text{Ti})\text{O}_3$
Natriyli selitra-	$\text{NaNO}_3$
Soda-	$\text{Na}_2\text{CO}_3 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$
Tenardit-	$\text{Na}_2\text{SO}_4$
Mirabilit-	$\text{Na}_2\text{SO}_4 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$
Glauberit-	$\text{Na}_2\text{Ca}[\text{SO}_4]_2$
Natrofilit-	$\text{NaMnPO}_4$
Bura-	$\text{Na}_2\text{B}_4\text{O}_7 \cdot 10\text{H}_2\text{O}$
Jadeit-	$\text{NaAlSi}_2\text{O}_6$

Egirin-	NaFeSi <sub>2</sub> O <sub>6</sub>
Arfvedsonit-	Na <sub>3</sub> (Fe,Mg) <sub>4</sub> (Fe,Al)[Si <sub>4</sub> O <sub>11</sub> ] <sub>2</sub> [OH] <sub>2</sub>
Glaukofan-	Na <sub>2</sub> (Mg,Fe) <sub>3</sub> Al <sub>2</sub> (Si <sub>4</sub> O <sub>11</sub> )[OH] <sub>2</sub>
Ribekit-	Na <sub>2</sub> Fe <sub>3</sub> Fe <sub>2</sub> [Si <sub>4</sub> O <sub>11</sub> ] <sub>2</sub> [O,OH] <sub>2</sub>
Analtsim-	Na[AlSi <sub>2</sub> O <sub>6</sub> ] · H <sub>2</sub> O
Nefelin-	NaAlSiO <sub>4</sub>
Sodalit-	Na <sub>8</sub> [AlSiO <sub>4</sub> ] 6Cl <sub>2</sub>
Nozean-	Na <sub>8</sub> [AlSiO <sub>4</sub> ] <sub>6</sub> [SO <sub>4</sub> ]
Gayuin-	Na <sub>6</sub> Ca(AlSiO <sub>4</sub> )[SO <sub>4</sub> ]
Lazurit (lojuvard)-	Na <sub>8</sub> [AlSiO <sub>4</sub> ] <sub>6</sub> [SO <sub>4</sub> ]
Kankrinit-	Na <sub>6</sub> Ca(AlSiO <sub>4</sub> ) <sub>6</sub> [CO <sub>3</sub> , SO <sub>4</sub> ]
Natrolit-	Na <sub>2</sub> [Al <sub>2</sub> Si <sub>3</sub> O <sub>10</sub> ] · 2H <sub>2</sub> O
Desmin-	(Na <sub>2</sub> Ca)[Al <sub>2</sub> Si <sub>6</sub> O <sub>16</sub> ] · 6H <sub>2</sub> O

## NIKEL

Melonit –	NiTe <sub>2</sub>
Dinerit-	Ni <sub>2</sub> As
Pentlandit-	(Fe, Ni) <sub>9</sub> S <sub>8</sub>
Millerit-	NiS
Polidimit-	Ni <sub>3</sub> S <sub>4</sub>
Violarit-	FeNi <sub>2</sub> S <sub>4</sub>
Vaesit-	NiS <sub>2</sub>
Brovoit-	(Ni, Fe)S <sub>2</sub>
Nikelin-	NiAs
Breytgauptit-	NiSb
Xloantit-	NiAs <sub>3-2</sub>
Rammelbergit-	NiAS <sub>2</sub>
Gersdorfit-	NiAsS
Ulmanit-	NiSbS
Bxunzenit-	NiO
Trevorit-	NiFe <sub>2</sub> O <sub>2</sub>
Rytgersit-	NiSO <sub>4</sub> · 6H <sub>2</sub> O
Shuxardit-	(NiFe,Al) <sub>6</sub> [(Si, Al) <sub>4</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>8</sub>
Revdinskit-	(Ni,Mg) <sub>6</sub> [S <sub>14</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>8</sub>
Garnierit-	Ni <sub>4</sub> [Si <sub>4</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>4</sub> · 4H <sub>2</sub> O

## **NIOBIY VA TANTAL**

Ilmenorutil-	(Ti,Nb,Fe)O <sub>2</sub>
Mossit-	Fe(Ta,Nb) <sub>2</sub> O <sub>6</sub>
Tapiolit-	Fe(Ta,Nb) <sub>2</sub> O <sub>6</sub>
Kolumbit-	(Fe,Mn)Nb <sub>2</sub> O <sub>6</sub>
Tantalit-	(Fe,Mn)Ta <sub>2</sub> O <sub>6</sub>
Loparit-	(Na,Ce,Ca)(Nb,Ti)O <sub>3</sub>
Piroxlor-	(Na,Ca...) <sub>2</sub> (Nb,Ti...)O <sub>6</sub> (F,OH)

## **OLTIN**

Sof tug‘ma oltin-	Au
Elektrum-	(Au, Ag)
Aurostibit-	AuSb <sub>2</sub>
Pettsit-	(Ag, Au) <sub>2</sub> Te
Kalaverit-	AuTe <sub>2</sub>
Krennerit-	AuTe <sub>2</sub>
Silvanit-	AuAgTe <sub>4</sub>
Nagiagit-	Pb <sub>5</sub> Au(Te,Sb) <sub>4</sub> S <sub>5</sub>

## **PLATINOIDLAR**

Platina-	Pt
Poliksen-	(Pt, Fe)
Ferroplatina-	PtFe
Kuproplatina-	(Pt, Fe, Cu)
Nikelli platina-	(Pt, Fe, Ni, Cu)
Palladiyli platina-	(Pt3Pd)
Palladiy-	Pd
Allopalladiy-	Pd
Potarit-	(Pd,Hg)
Porpetsit-	(Au,Pd)
Stibopalladinit-	Pd <sub>3</sub> Sb
Stanopalladinit-	Pd <sub>3</sub> Sn <sub>2</sub>
Platiniali iridiy-	(Jr, Pt)
Osmirid-	(Jr, Os)
Nevyanskit-	(Jr, Os)
Sisertskit-	(Os, Jr)
Kuperit-	PtS
Breggit-	(Pt, Pd, Ni)S

Sperrilit-	PtAs <sub>2</sub>
Laurit-	RuS <sub>2</sub>
Palladit-	PdO

### **RUX**

Sfalerit-	ZnS
Vyurtsit-	ZnS
Stileit-	ZnSe
Tsinkit-	ZnO
Ganit-	ZnAl <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Franklinit-	(Zn, Mn)Fe <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Smitsonit-	ZnCO <sub>3</sub>
Mongeymit-	(Zn, Fe)CO <sub>3</sub>
Villemit-	Zn <sub>2</sub> SiO <sub>4</sub>
Kalamin-	Zn <sub>4</sub> Si <sub>2</sub> O <sub>7</sub> [OH] · 2H <sub>2</sub> O
Gardistonit-	Ca <sub>2</sub> ZnSi <sub>2</sub> O <sub>7</sub>
Sokonit-	Zn <sub>3</sub> [Si <sub>4</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>2</sub> · nH <sub>2</sub> O

### **SELEN**

Naumannit-	Ag <sub>2</sub> Se
Agvilarit-	Ag(Se, S)
Evkayrit-	Cu <sub>2</sub> Se, Ag <sub>2</sub> Se
Klaustalit-	PbSe
Timanit-	HgSe
Klokmannit-	CuSe
Ferroselit-	FeSe <sub>2</sub>
Krestenit-	PbSeO <sub>4</sub>
Xalkomenit-	Cu[SeO <sub>3</sub> ] · 2H <sub>2</sub> O

### **SIMOB**

Sof (tug‘ma simob)-	Hg
Kinovar-	HgS
Metatsinnabarit-	HgS
Timanit-	HgSe
Koloradoit-	HgTe
Livingstonit-	HgSb <sub>4</sub> S <sub>7</sub>
Montroidit-	HgO
Kalomel-	HgCl

Eglestonit-	$3\text{HgCl} \cdot \text{HgO}$
Terlinguait-	$\text{HgCl} \cdot \text{HgO}$

### **STRONSIY**

Stronsianit-	$\text{SrCO}_3$
Selestin-	$\text{SrSO}_4$

### **SURMA**

Sof tug‘ma surma-	Sb
Allemontit-	$\text{AsSb}$
Antimonit-	$\text{Sb}_2\text{S}_3$
Ulmanit-	$\text{NiSbS}$
Gudmundit-	$\text{FeSbS}$
Tetraedrit-	$\text{Cu}_3\text{SbS}_3$
Bulanjerit-	$\text{Pb}_5\text{Sb}_4\text{S}_{11}$
Valentinit-	$\text{Sb}_2\text{O}_3$

### **TALLIY**

Vrbait-	$\text{Ti}(\text{As, Sb})_3\text{S}_5$
Lorandit-	$\text{TiAsS}_3$
Gutchinsonit-	$(\text{Cu, Ag, Tl})_3\text{S} \cdot \text{PbS} \cdot 2\text{As}_2\text{S}_3$

### **TELLUR**

Sof tug‘ma tellur-	Te
Selenli tellur-	(Te,Se)
Tellurovismutit-	$\text{Bi}_2\text{Te}_3$
Gessit-	$\text{Ag}_2\text{Te}$
Pettsit-	$(\text{Ag},\text{Au})_2\text{Te}$
Altait-	PbTe
Koloradoit-	HgTe
Krennerit-	$\text{AuTe}_2$
Kalaverit-	$\text{AuTe}_2$
Silvanit-	$(\text{Ag, Au})\text{Te}_2$
Melonit-	$\text{NiTe}_2$
Niggliit-	$\text{PtTe}_3$
Montanit-	$\text{Bi}_2\text{TeO}_4[\text{OH}]_4$

## TEMIR

Pirrotin-	Fe <sub>1-x</sub> S
Pirit-	FeS <sub>2</sub>
Markazit-	FeS <sub>2</sub>
Lyollingit-	FeAs <sub>2</sub>
Arsenopirit-	FeAsS
Gematit-	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>
Smitit (smizit)-	Fe <sub>3</sub> S <sub>4</sub>
Ilmenit-	FeTiO <sub>3</sub>
Magnetit-	FeFe <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Magnomagnetit-	(Fe, Mg)Fe <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Gyotit-	HFeO <sub>2</sub>
Limonit-	HFeO <sub>2</sub>
Lepidokrokit-	FeOOH
Siderit-	FeCO <sub>3</sub>
Kokimbit-	Fe <sub>2</sub> [SO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub> · 9H <sub>2</sub> O
Yarozit-	KFe <sub>3</sub> [SO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> [OH] <sub>6</sub>
Graftonit-	(Fe,Mn) <sub>3</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub>
Vivianit-	Fe <sub>3</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 8H <sub>2</sub> O
Skorodit-	FeAsO <sub>4</sub> · 2H <sub>2</sub> O
Shtrengit-	FePO <sub>4</sub> · 2H <sub>2</sub> O
Fayalit-	Fe <sub>2</sub> SiO <sub>4</sub>
Almandin-	Fe <sub>3</sub> Al <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>
Andradit-	Ca <sub>3</sub> Fe <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>
Gipersten-	(Mg,Fe) <sub>2</sub> [Si <sub>2</sub> O <sub>6</sub> ]
Gedenbergit-	CaFe[Si <sub>2</sub> O <sub>6</sub> ]
Egirin-	NaFe[Si <sub>2</sub> O <sub>6</sub> ]
Gryunerit-	Fe <sub>7</sub> (Si <sub>4</sub> O <sub>11</sub> ) <sub>2</sub> [OH] <sub>2</sub>
Lepidomelan-	KFe[Si <sub>3</sub> (Al, Fe)O <sub>10</sub> ][OH] <sub>2</sub>
Shamozit-	Fe <sub>4</sub> Al[AlSi <sub>3</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>6</sub> .nH <sub>2</sub> O
Tyuringit-	Fe <sub>3,5</sub> (Al, Fe) <sub>1,5</sub> [Si <sub>2,5</sub> O <sub>10</sub> ][OH] <sub>6</sub> · nH <sub>2</sub> O
Nontronit-	(Fe, Al) <sub>2</sub> (Si <sub>4</sub> O <sub>10</sub> )[OH] <sub>2</sub> · nH <sub>2</sub> O

## TITAN

Ilmenit-	FeTiO <sub>3</sub>
Geykilit-	MgTiO <sub>3</sub>

Pirofanit-	MnTiO <sub>3</sub>
Rutil-	TiO <sub>2</sub>
Brukít-	TiO <sub>2</sub>
Anataz-	TiO <sub>2</sub>
Perovskit-	CaTiO <sub>3</sub>
Shorlomit-	Ca <sub>3</sub> (Al, Fe, Ti) <sub>2</sub> [Si, TiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>
Sfen-	CaTiSiO <sub>5</sub>
Murmanit-	NaTi <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> [OH]
Fersmanit-	(Ca, Na) <sub>2</sub> (Ti, Nb)(SiO <sub>4</sub> )[OH, F] <sub>3</sub>
Benitoit-	BaTiSi <sub>3</sub> O <sub>9</sub>
Ramzait-	Na <sub>2</sub> Ti <sub>2</sub> Si <sub>2</sub> O <sub>9</sub>

## TORIY

Torianit-	ThO <sub>2</sub>
Monatsit (toriyli)-	(Ce, La, Th)[PO <sub>4</sub> SiO <sub>4</sub> ]
Torit-	ThSiO <sub>4</sub>
Ferritorit-	(Th,Fe)SiO <sub>4</sub>

## URAN

Uraninit-	UO <sub>2</sub>
Bryoggerit-	(U, Th)O <sub>2</sub>
Yantinit-	2UO <sub>2</sub> · 7H <sub>2</sub> O
Kyurit-	2PbO · 5UO · 4H <sub>2</sub> O
Uranosferit-	Bi <sub>2</sub> O <sub>3</sub> · UO <sub>3</sub> · 3N <sub>2</sub> O
Ryotzurfordin-	[UO <sub>2</sub> ]CO <sub>3</sub>
Sharpit-	[UO <sub>2</sub> ] <sub>3</sub> [CO <sub>3</sub> ] <sub>5</sub> [OH] <sub>2</sub> · 7H <sub>2</sub> O
Torbernit-	Cu[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 12H <sub>2</sub> O
Seynerit-	Cu[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [AsO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 12H <sub>2</sub> O
Metatseynerit-	Cu[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [AsO] <sub>2</sub> · 8H <sub>2</sub> O
Bassetit-	Fe[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 8H <sub>2</sub> O
Otenit-	Ca[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [PO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 8H <sub>2</sub> O
Tuyamuyinit-	Ca[UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [VO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 8H <sub>2</sub> O
Ferganit-	[UO <sub>2</sub> ] <sub>3</sub> [VO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 6H <sub>2</sub> O
Karnotit-	K <sub>2</sub> [UO <sub>2</sub> ] <sub>2</sub> [VO <sub>4</sub> ] <sub>2</sub> · 3H <sub>2</sub> O
Kazolit-	Pb[UO <sub>2</sub> ][SiO <sub>4</sub> ] · H <sub>2</sub> O
Urgit-	UO <sub>3</sub> · nH <sub>2</sub> O

## **XROM**

Xromshpinelidlar-	(Mg, Fe)(Cr, Al, Fe) <sub>2</sub> O <sub>4</sub>
Krokoit-	PbCrO <sub>4</sub>
Uvarovit-	Ca <sub>3</sub> Cr <sub>2</sub> [SiO <sub>4</sub> ] <sub>3</sub>

## **SEZIY**

Roditsit-	KNaLi <sub>4</sub> Al <sub>4</sub> Be <sub>3</sub> B <sub>10</sub> O <sub>27</sub>
Vorobevit-	Cs[Be <sub>2</sub> Li]Al <sub>2</sub> [Zi <sub>5</sub> O <sub>18</sub> ]
Pollutsit-	Cs[AlSi <sub>2</sub> O <sub>6</sub> ]

## **SIRKONIY**

Baddeleit-	ZrO <sub>2</sub>
Sirkon-	ZrSiO <sub>4</sub>
Evdialit-	Na <sub>4</sub> Ca <sub>2</sub> ZrSi <sub>6</sub> O <sub>17</sub> (O, OH, Cl)

## **QALAY**

Stannopalladinit-	Pd <sub>3</sub> Sn <sub>2</sub>
Gersenbergit-	SnS
Tillit-	SnS, PbS
Stannin-	Cu <sub>2</sub> Fe Sn S
Kolyuzit-	Cu <sub>3</sub> (As, Sn V)S <sub>4</sub>
Kanfildit-	Ag <sub>8</sub> SnS <sub>6</sub>
Frankeit-	Pb <sub>5</sub> Sn <sub>3</sub> Sb <sub>2</sub> S <sub>11</sub>
Kassiterit-	SnO <sub>2</sub>

## **QO'RG'OSHIN**

Galenit-	PbS
Altait-	PbTe
Klaustalit-	PbSe
Sartorit-	PbAs <sub>2</sub> S <sub>4</sub>
Kotunit-	PbCl <sub>2</sub>
Surik-	Pb <sub>3</sub> O <sub>4</sub>
Serrusit-	PbCO <sub>3</sub>
Anglezit-	PbSO <sub>4</sub>

## Minerallarning paragenetik assotsiatsiyalari.

### 1-jadval. Minerallar assotsiatsiyalari Titano-magnetit ma'danli o'ta asosli (olivinlar, peridotitlar, piroksenitlar), asosli (gabbro) jinslar\*

Nº	Ma'danni belgilovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinchidarajali minerallar
1	Tomirsimon va donador shox aldamchisi, tomirsimon donador titanomagnetit.	Olivin, diopsid-gedenbergit, shox aldamchisi, anortit.	Epidot, titanit, seritsit, kalsit.

### 2-jadval. Platina-xromit ma'danli o'ta asosli jinslar (dunit, peridotit)

Nº	Ma'danni belgilovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinchidarajali minerallar
1	Zumrad-yashil uvarovit, xromli yashil xlorit, yashil, sariq serpentin, yashil sariq xromli diopsid	Olivin, enstatit-gipersten, diopsid-gedenbergit, serpentin, talk.	Xromit, uvarovit, platina, iridiyli platina.

### 3-jadval. Mis-nikel ma'danli o'ta asosli (peridotit, piroksenit) va asosli (gabbro, norit) jinslar

Nº	Ma'danni belgilovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinchidarajali minerallar
1	Tomirsimon, uyasimon xalkopirit, magnetit va sulfidlar	Enstatit-gipersten, diopsid-gedenbergit, anortit.	Antofillit, xlorit, talk, magnetit, pirrotin, xalkopirit, bornit, pentlandit, sperrilit.

\* Izoh: 15 ta jadval ma'lumotlari Bulax (1999) bo'yicha.

#### **4-jadval. Nordon jinslar (granit)**

No	Ma'danni belgi-lovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinci darajali minerallar
1	Kaliyli dala shpatlari, slyuda	Kaliyli dala shpatlari, kvars, nordon plagioklaz, biotit, muskovit	Turmalin, xlorit, rutil, flyuorit, topaz, berill.

#### **5-jadval. Nefelinli sienit, urtit, iyolit, melteygitlar**

No	Ma'danni belgilovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinci darajali minerallar
1	Nefelin, evdialit, sirkon	Nefelin, kaliyli dala shpatlari, albit, egirin, lepidomelan	Kankrinit, tseolit, apatit, astrofillit, sirkon, ilmenit, titanit.

#### **6-jadval. Granit-pegmatit minerallari**

No	Umumiyl minerallar	Mansub minerallar		
		Slyudalar	Tog' billurli	Spodumen
1	Kaliyli dala shpatlari, oligoklaz, turmalin (sherl), muskovit, granat (spessartin-almandin)	Monatsit, uraninit, sirkon (sirtolit)	Topaz, berill, fenakit, flyuorit	Albit, spodumen, lepidolit, rang-barang turmalin, kolumbit-tantalit, pollutsit, cassiterit

#### **7-jadval. Magnezial skarn minerallari**

No	Ma'danni belgi-lovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinci darajali minerallar
1	Forsterit, diopsid apatit (yirik donali) shpinel, xondrodit	Forsterit, diopsid, flogopit, skapolit, kalsit.	Shpinel, magnetit, aktinolit, xondrodit, sheelit, lazurit, lyudvigit.

## 8-jadval. Kalsitli skarn minerallari

Nº	Ma'danni belgi-lovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinci darajali minerallar
1	Grossulyar, andradit, diopsid-gedenbergit, vezuvian	Grossulyar-andradit, diopsid-gedenbergit, vezuvian, aktinolit, vollastonit, kalsit	Kassiterit, magnetit, sheelit, molibdenit, pirit, kobaltn, xalkopirit, galenit, sfalerit, datolit, danburit.

## 9-jadval. Yuqori haroratli gidrotermal tomirli minerallari

Nº	Ma'danni belgi-lovchi minerallar	Tomirli minerallar	Ma'dan minerallari
1	O'zgargan jinslar: greyzenlashish volframit, vismutin, muskovit	Kvars, flyuorit, muskovit, tsinvaldit, berill	Volframit, sheelit, vismutin, pirit, arsenopirit, xalkopirit, molibdenit, sfalerit.

## 10-jadval. Greyzen minerallari

Nº	Ma'danni belgi-lovchi minerallar	Mansub minerallar	Ikkinci darajali minerallar
1	Muskovit, kvars, topaz, berill	Mikroklin, ortoklaz, albit, kvars, muskovit, tsinvaldit, lepidolit	Topaz, berill, turmalin, flyuorit, sheelit, volframit, cassiterit, molibdenit vismutin, xalkopirit pirit, arsenopirit.

## 11-jadval. O'rta haroratli polimetall (oltin bilan) gidrotermal tomirlar

Nº	Ma'danni belgilovchi o'zgarishlar	Tomirli minerallar	Ma'danli minerallar
1	Berezitlash, listvinitlanish, pirit, arsenopirit.	Kvars, kalsit, dolomit	Prit, arsenopirit, pirrotin, sfalerit, oltin, galengit.

## 12-jadval. Past haroratlari marginush-surma-simob tomirlar

Nº	Mansub minerallar	Tomir minerallari	Ma'dan minerallari
1	Kinovar, antimonit, flyuorit, auripigment.	Kvars, kalsit, flyuorit, barit	Antimonit, kinovar, realgar, auripigment

## 13-jadval. Regional-metamorfizm jinslari minerallari

Nº	Jins turlari	Mansub minerallar	Ikkinchi darajali minerallar
1	Yashil slanetslar, seritsitli fillitlar, gneyslar, amfibolitlar, marmarlar	Xlorit-epidot, aktinolit, albit, seritsit, kvars, plagioklaz, mikroklin, kvars, shox aldamchisi, plagioklaz, kalsit, dolomit.	Talk, biotit, granat (spessartit, gematit, magnetit, grafit), granat (pirop-almandin), magnetit, apatit, sfen, forsterit, gumit, diopsid, shpinel, xondrodit, flogopit.

## 14-jadval. Nurash minerallari

Nº	Nurash sodir bo'lgan jinslar	Yangi hosil bo'lgan minerallar	
		Mansub minerallar	Ikkinchi darajali minerallar
1	O'ta asosli jinslar	Xalsedon, opal, temir gidrooksidlari, kalsit, aragonit, magnezit, garnierit.	Manganets gidrooksidlari, brusit, gips, talk, paligorskit, vermekulit, gidroslyuda, kaolin.
2	Bazaltlar	Montmorillonit, galluazit, temir gidrooksidlari, xalsedon, opal.	Manganets gidrooksidlari, montmorillonit
3	Granit, diorit	Kaolin, temir va aluminiy oksidlari	Galluazit, gyotit, pirit, markazit, siderit.
4	Gipsli jinslar	Gips, selestin, barit, aragonit, kalsit, oltingugurt	Paligorskit, hidroboratsit, asharit.

## **15-jadval. Sulfidlarning oksidlanish zonalaridagi minerallar**

Nº	Sulfid konlari	Minerallar
1	Miss	Sof mis, kuprit, malaxit, azurit, xrizokolla, kovellin.
2	Rux	Smitsonit, kalamin.
3	Qo‘rg‘oshin	Serussit, anglezit
4	Molibden	Povellit, molibdenit, vulfenit

---

## **Adabiyotlar**

### **Asosiy**

1. Betextin A.G. Mineralogiya kursi. T. «O‘qituvchi», 1969.
2. Qo‘shmurodov O., Qodirov M.X.. Petrografiya. T. «Universitet», 1994.
3. Qo‘shmurodov O., Umarov A.Z., Ishbayev X.J. Kristallografiya.
4. T. «Universitet» 2004.
5. Qo‘shmurodov O., Koneyev R.I., Umarov A.Z. Mineralogiya T. «Universitet», 2005.
6. Qodirov M.X., Shorahmedov Sh.Sh. Geologiyadan amaliy mashg‘ulotlar. Toshkent. «O‘zbekiston», 1994.

### **Qo‘shimcha**

1. Минералы Узбекистана. В 4-х томах. Т. 1975–78 гг.
2. Новые данные о минералогии Узбекистана. Т. 1989 г.
3. Минералогические энциклопедия. М., 1985 г.

## **Mundarija**

Kirish.....	4
Mineralogiya va petrografiyaning rivojlanishi tarixidan lavhalar .....	6

### **Birinchi bo‘lim.**

### **KRISTALLOGRAFIYA**

1-§. Kristallarning elementlari.....	11
2-§. Kristallar panjarasi .....	13
3-§. Kristallarning muhim xususiyatlari .....	14
4-§. Kristall burchaklarining doimiylik qonuni .....	15
5-§. Kristallar simmetriyasi .....	16
6-§. Kristallar singoniyalari.....	20

### **Ikkinci bo‘lim.**

### **MINERALOGIYA**

7-§. Minerallar to‘g‘risida umumiy ma’lumot.....	24
8-§. Minerallarni tekshirish usullari .....	25
9-§. Minerallarning fizik xususiyatlari .....	30
10-§. Minerallarning agregatlari .....	43
11-§ Mineral hosil qiluvchi endogen jarayonlar.....	46
12-§. Mineral hosil qiluvchi ekzogen jarayonlar .....	49
13-§. Minerallarning alohida xususiyatlari.....	50
14-§. Minerallar tasnifi .....	53
15-§. Sof elementlar .....	54
16-§. Sulfidlar.....	59
17-§. Oksidlar.....	65
18-§. Gidrooksidlar .....	70
19-§. Karbonatlar.....	72
20-§. Sulfatlar .....	76
21-§. Volframatlар, fosfatlar va vanadatlar.....	78
22-§. Galoidlar va nitratlar .....	81
23-§. Silikatlar .....	83
24-§. Minerallar va mineralogik tadqiqotlarning sanoatdagi ahamiyati ....	98
25-§. O‘zbekiston diyorida topilgan yangi minerallar .....	101

### **Uchinchi bo‘lim.**

### **PETROGRAFIYA**

26 §. Petrografiyaning tekshirish usullari.....	108
27-§. Tog‘ jinslari va ularni o‘rganish usullari .....	109

28-§. Magmatik tog‘ jinslari.....	111
29-§. Magmatik jinslarning yotish shakllari .....	112
30-§. Magmatik jinslarning strukturasi va teksturasi.....	115
31-§. Nordon magmatik jinslar.....	116
32-§. O‘rta magmatik jinslar .....	118
33-§. Asosli magmatik jinslar.....	119
34-§. O‘ta asosli magmatik jinslar.....	120
35-§. Ishqoriy va tomir magmatik jinslar .....	121
36-§. Piroklast tog‘ jinslari .....	122
37-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari .....	123
38-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari tarkibi.....	124
39-§. Cho‘kindi tog‘ jinslarining eng muhim belgilari.....	125
40-§. Cho‘kindi tog‘ jinslari strukturasi va teksturasi .....	128
41-§. Bo‘lakli cho‘kindi jinslar .....	129
42-§. O‘rta bo‘lakli jinslar .....	132
43-§. Mayda bo‘lakli jinslar .....	133
44-§. Gilli jinslar .....	134
45-§. Kimyoviy cho‘kindi jinslar .....	135
46-§. Kaustobiolitlar.....	142
47-§. Metamorfik tog‘ jinslari .....	146
48-§. Metamorfik tog‘ jinslarining struktura va teksturasi .....	147
49-§. Metamorfik jinslar ta’rifi.....	149
 Ilovalar .....	152
Adabiyotlar .....	237

O. QO‘SHMURODOV, B. SHUKURIDDINOV

## **MINERALOGIYA VA PETROGRAFIYA**

Muharrir *E.Bozorov*  
Sahifalovchi *A.Tillaxo‘jayev*

Bosishga ruxsat etildi 11.12.2010-y. Qog‘oz bichimi  $60\times84^{1/16}$ .  
Hajmi 15,25 b.t. Buyurtma №38

«IQTISOD-MOLIYA» nashriyoti  
Toshkent sh. Kichik halqa yo‘li, 7

«HUMOYUNBEK-ISTIQLOL MO‘JIZASI» bosmaxonasi  
Toshkent sh. Qori Niyoziy, 39