



Sveučilište u Zagrebu
Prirodoslovno-matematički fakultet
Geološki odsjek
Mineraloško-petrografska zavod



FELDSPATI

Mikroskopska istraživanja minerala i stijena

FELDSPATI

- 2/m ili $\bar{1}$
 - dvije serije:
 1. alkalijski feldspati: mikroklin
ortoklas
sanidin
 2. plagioklasi: albit $\text{NaAlSi}_3\text{O}_8$
anortit $\text{CaAl}_2\text{Si}_2\text{O}_8$
- 
- $$\left. \begin{array}{l} \text{mikroklin} \\ \text{ortoklas} \\ \text{sanidin} \end{array} \right\} \text{KAlSi}_3\text{O}_8$$

SVOJSTVA:

- triklinski i monoklinski feldspati vrlo slični
- kratkoprizmatskog habitusa, uglavnom izduženi duž osi c , rjeđe duž osi a
- obično pločasti po (010)
- najčešća kombinacija (001), (010), (110), (110), (101), (201)
- najčešće bezbojni, zbog primjesa ponekad ružičasti, crveni, zeleni ili žuti do smeđi
- dobra kalavost po (001) i (010)

- ta dva sustava kalavosti sijeku se kod monoklinskih feldspata pod 90° , dok kod triklinskih pod $89,5-90^\circ$ (plagioklasi $\approx 86^\circ$) (presjeci okomito na os a)
- postoji i slabije izražena kalavost po (110) i $(\bar{1}\bar{1}0)$, no ona se obično ne vidi u presjecima

MONOKLINSKI FELDSPATI

- optički negativni
- oštra raspolovnica (X) malo odstupa od (001)
- ravnina optičkih osi obično okomita na (010)

TRIKLINSKI FELDSPATI

- mikroklin optički negativan, kod plagioklasa se karakter mijenja prema sastavu

- indeksi loma kod alkalijskih feldspata su manji od indeksa loma kanadskog balzama
- kod plagioklaza s porastom anortitne komponente postaju veći (do 1,590)
- dvolom je kod svih feldspata malen → interferiraju u sivoj, bijeloj do žutoj boji 1. reda
- bezbojni su, ne pokazuju pleokroizam

- **monoklinski feldspati** u svim presjecima paralelnim s b potamne paralelno s pukotinama kalavosti po (010) ili (001)
- **triklinski feldspati** u svim presjecima potamne koso
- svojstva feldspata ne ovisi samo o kemizmu, već i o uvjetima kristalizacije (temperatura!)

SRASLACI su vrlo česti kod feldspata

1. okomični sraslački zakoni:

albitni s.o. \perp (010) (trikl.)

manebaški s.o. \perp (001) (monokl. + trikl.)

bavenski s.o. \perp (021) (monokl. + trikl.)

2. bridni sraslački zakoni:

karlovarski s.o. [001] (monokl. + trikl.)

periklinski s.o. [010] (triklinski s.)

(s.o. = sraslačka os)

Alkalijski feldspati

SANIDIN

- $(K,Na)AlSi_3O_8$
- $2/m$
- pločasti po (010) i slabo izduženi duž osi c
- bezbojni, staklasto prozirni

MIKROSKOPSKA SVOJSTVA

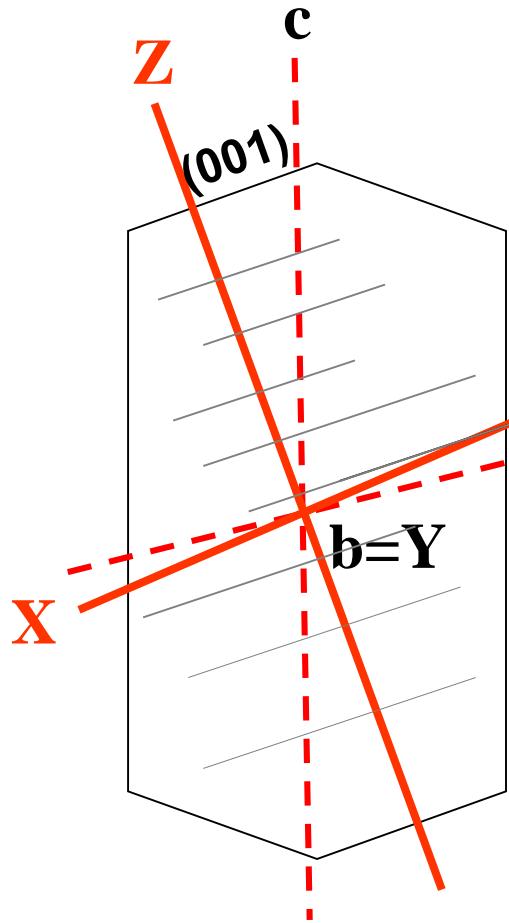
- bezbojan, bistar
- česti su stupićasti presjeci
- pukotine kalavosti po (001) i (010) često su lijepo izražene
- česti su karlovarski sraslaci
- slab negativan reljef:

$$n_x = 1,517-1,520 \quad n_y = 1,523-1,525 \quad n_z = 1,524-1,526$$

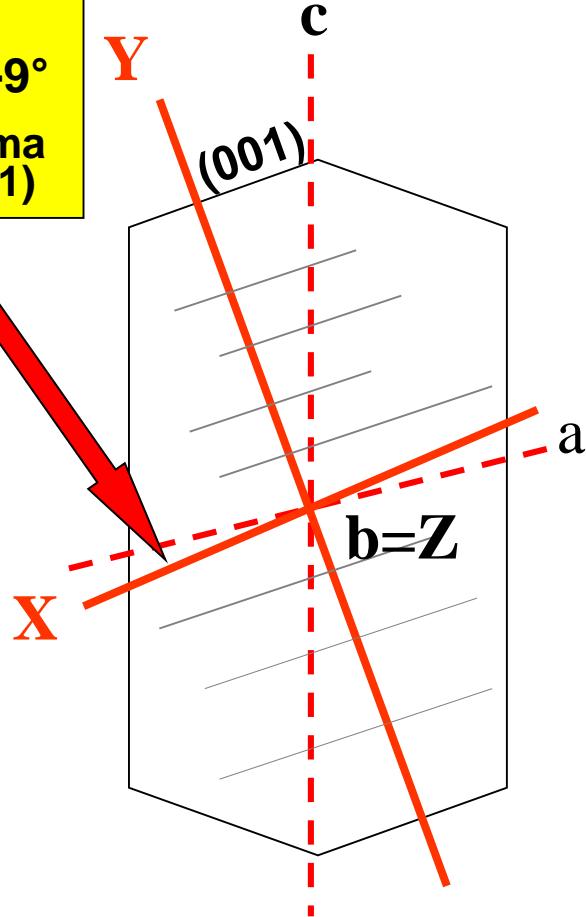
- dvolom je nizak:

$$n_z - n_x = 0,006-0,007 \rightarrow \text{siva, sivo-bijela boja 1.reda}$$

presjeci || (010)



kut kosog
potamnjena 0-9°
prema pukotinama
kalavosti po (001)



ravnina optičkih osi
paralelna s (010)

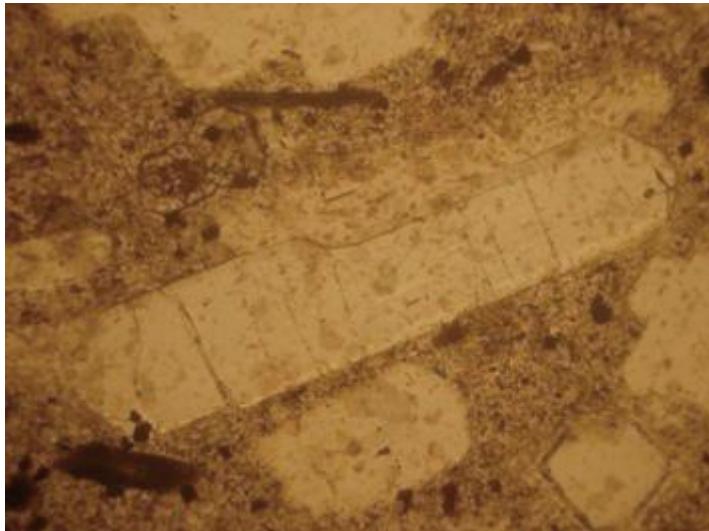
višetemperaturni sanidin

ravnina optičkih osi
okomita na (010)

nižetemperaturni sanidin
(ortoklas, mikroklin)

Potamnjenje:

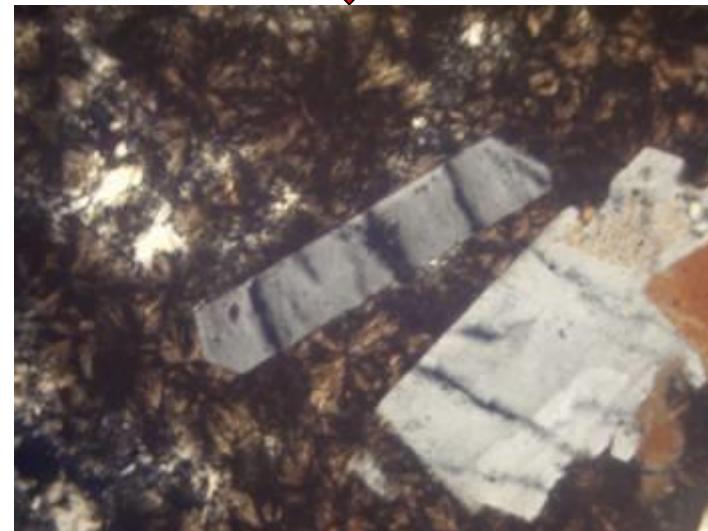
1. presjeci paralelno s (010):
 0-9° prema pukotinama po (001)
 (kut raste s povećanjem Na-komponente!)
2. u svim presjecima paralelno s b
 potamni paralelno prema pukotinama
 po (010)
 - optički negativan, $-2V=0-20^\circ$

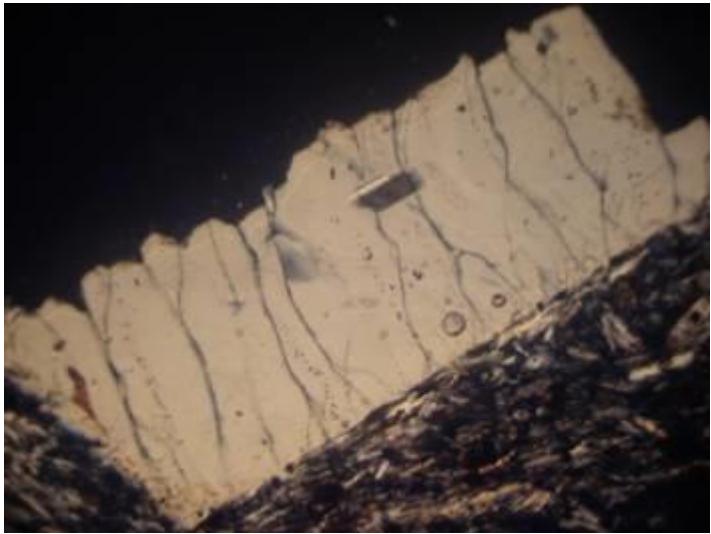


utrusci sanidina u efuzivu (bez A)

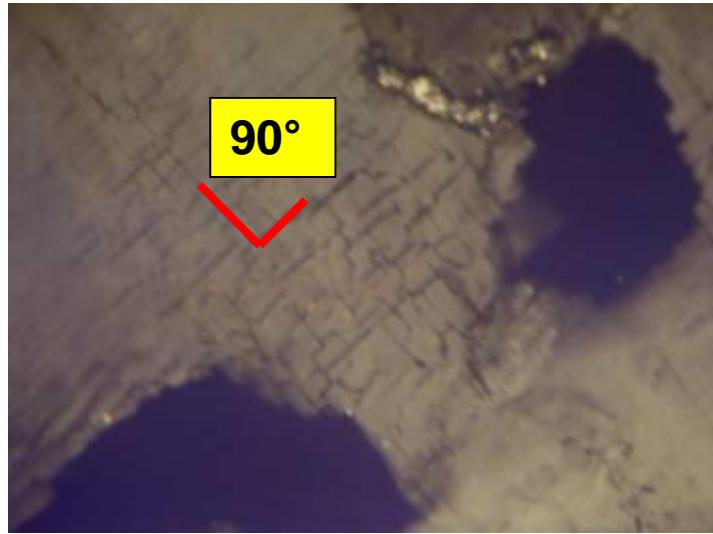


utrusci sanidina u efuzivu (s A)

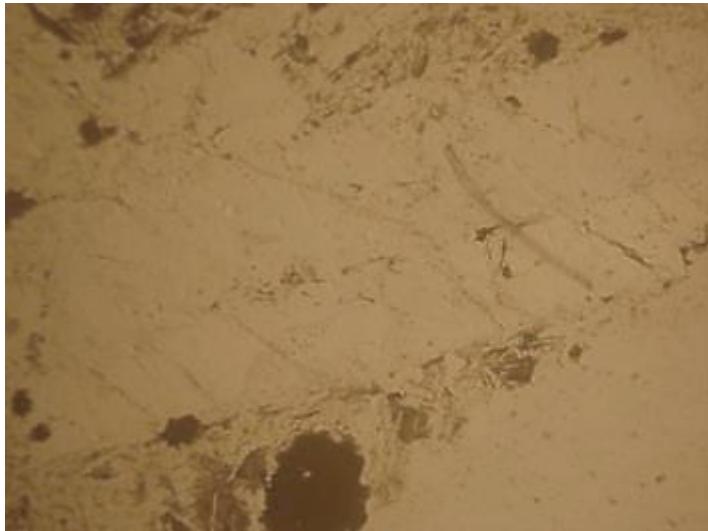




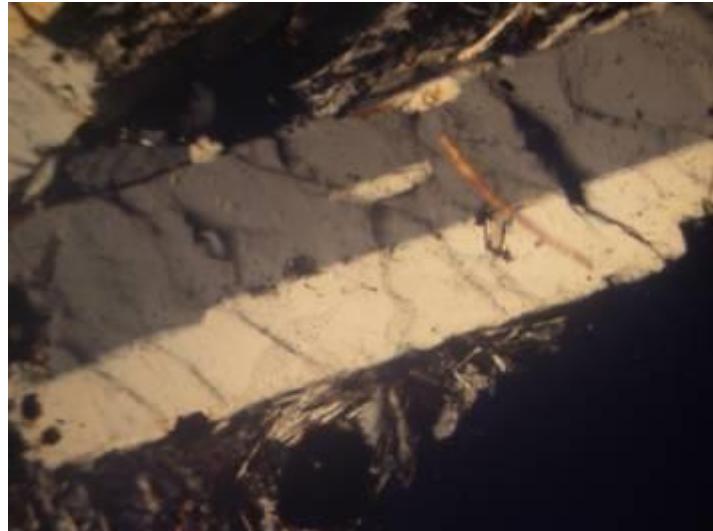
sanidin u efuzivu (s A)



sustavi kalavosti po (001) i (010) (s A)



sraslac dvojac sanidina (bez A)



sraslac dvojac sanidina (s A)

Izmjene:

- sanidin je obično svjež

Pojavljivanje:

- u eruptivima (riolit, trahit, dacit), kao lijepi fenokristali (utrusci)
 - može sadržavati uklopke stakla
 - česti zonarno poredani uklopci augita, biotita i kvarca

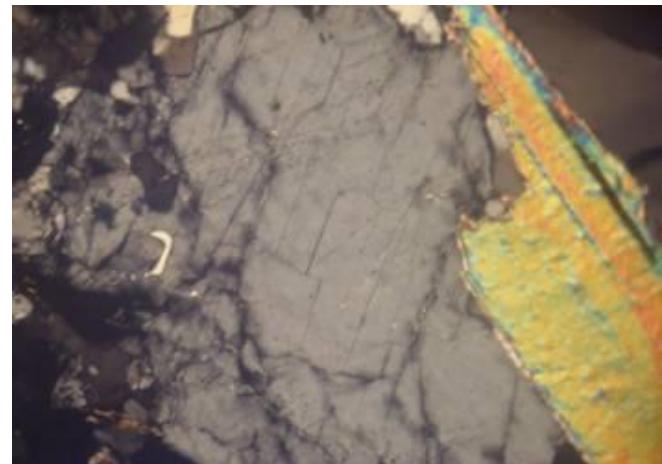
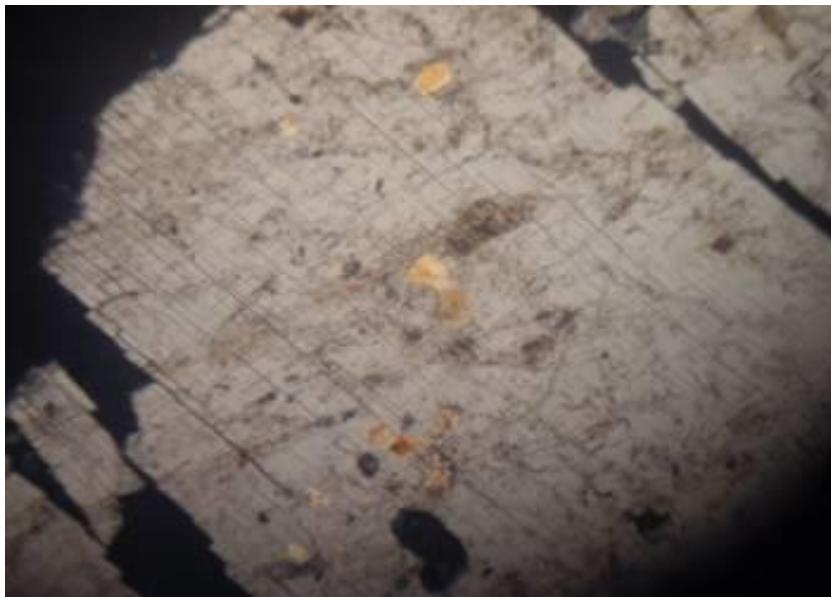
ORTOKLAS

- KAlSi_3O_8
- $2/m$
- debelo pločasti po (010) i izduženi smjerom osi c , ali i $a \rightarrow$ često kao četverostrani stupovi
- mogu biti kao vrlo sitni kristali, nepravilna zrna
- bijeli, ružičasti, smeđasti

MIKROSKOPSKA SVOJSTVA

- bezbojan
- zbog produkata trošenja često mutan, ponekad slabo providan sa crvenkastom ili smeđastom nijansom
- najbolje se uočava kalavost po (001), slabije po (010) i (110)
- često se opaža tzv. murčisonitna kalavost (lučenje po (801))
→ na presjecima paralelno s (010) zatvaraju kut s pukotinama kalavosti po (001) od 73°

RAZLIČITI PRESJECI ORTOKLASA (s analizatorom)



- slab negativan reljef:

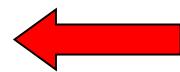
$$n_x = 1,519 \quad n_y = 1,524 \quad n_z = 1,526$$

- slab dvolom: $n_z - n_x = 0,007$

→ interferira u sivoj do sivobijeloj boji 1. reda

- ravnina optičkih osi okomita na (010)
- vibracijski smjer Y gotovo okomit na (001), a oštra raspolovnica X ne odstupa jako od a
- kut potamnjena prema pukotinama po (001) u presjecima paralelnim s (010) iznosi $5-12^\circ$ (veći kutevi ako je više Na)
- u svim presjecima paralelnim s osi b potamni paralelno prema pukotinama po (010)
- optički negativan, $-2V = 69-72^\circ$

KAOLINITIZACIJA



bez analizatora

s analizatorom



SERICITIZACIJA



kalavost

- česti su karlovarski sraslaci
- kod kristala izduženih po a česti su sraslaci po bavenskom zakonu (šav po (021))

Izmjene:

- alterira pod djelovanjem trošenja i hidrotermalnih otopina u kaolinit ili sericit
- pretvorba započinje iz središta zrna:
 - sericit pokazuje visok dvolom, a kaolinit izgleda zemljasto i interferira u sivoj boji

→zrna ortoklasa su zamućena

Pojavljivanje:

- kisele i neutralne intruzivne magmatske stijene (granit, sijenit)
- kao žile u granitima i gnajsevima - prorašten s kvarcom (granofirska struktura, klinasto pismo)
- pertit – izdvajanje Na-komponente u ortoklasu u obliku tankih slojeva albita smjerom (010)

MIKROKLIN

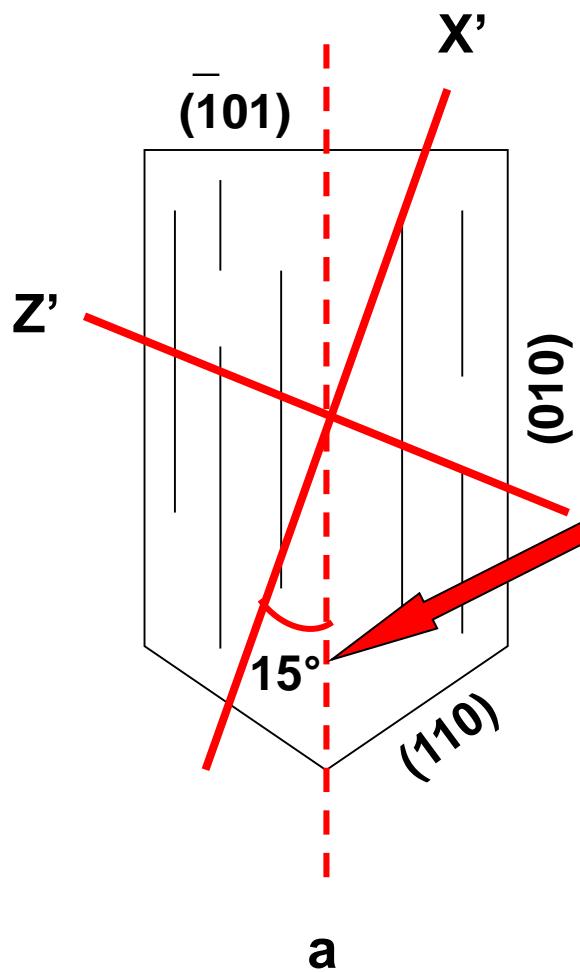
- $KAlSi_3O_8$
- kristalizira triklinski $(\bar{1})$
- kristalni oblici podsjećaju na ortoklas (zbog sličnih kristalografskih odnosa)
- bijel zelenkast, svijetlocrven do smeđastocrven

MIKROSKOPSKA SVOJSTVA

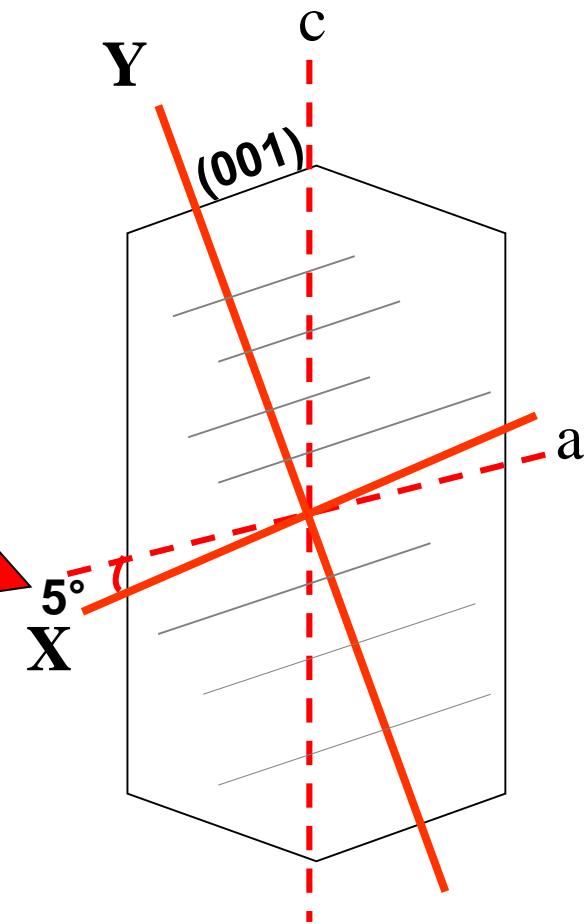
- bezbojan, zbog alteracija može biti mutan
- kalavost po (001) izražena, slabije po (010), slabo po (110)
- pokazuje murčisonitno lučenje kao i ortoklas
- nizak negativan reljef:
 $n_x=1,518-1,522$ $n_y=1,522-1,526$ $n_z=1,525-1,530$
- slab dvolom: $n_z-n_x=0,007$
→interferira u sivoj do bijeloj boji 1. reda
- ravnina optičkih osi slična kao kod ortoklasa

- kut potamnjenja u presjecima paralelnim s (001) prema osi a , odnosno pukotinama kalavosti po (010) ili lamelama po albitnom zakonu iznosi 15°
- u presjecima paralelnim s (010) potamnjene prema pukotinama kalavosti po (001) iznosi 5° (kao kod ortoklasa)
- karakteristična je tzv. rešetkasta struktura:
 - na presjecima paralelnim s (001) vide se srastanja po albitnom i periklinskom zakonu; lamele tih sraslaca međusobno su gotovo okomite
 - na presjecima paralelnim s (100) i (010) vidi se samo jedan sustav srastanja

presjeci || (001)



presjeci || (010)



kut kosog
potamnjena

REŠETKASTA STRUKTURA KOD MIKROKLINA



bez analizatora

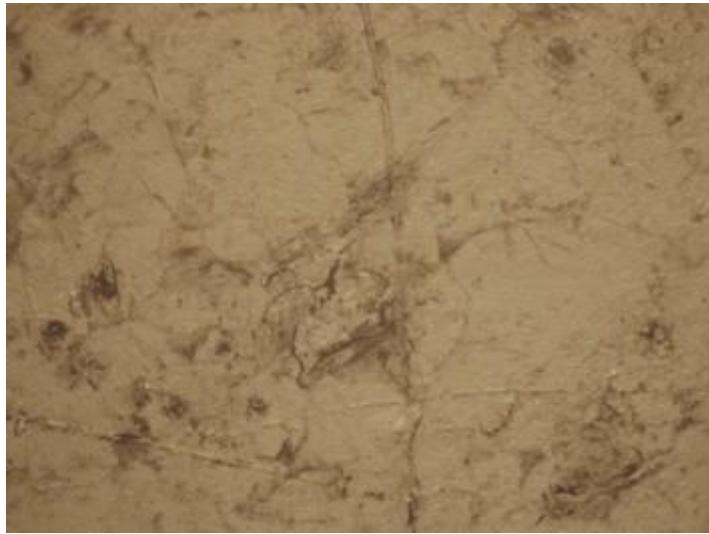


s analizatorom: potamni 1. sustav sraslaca



s analizatorom: potamni 2. sustav sraslaca

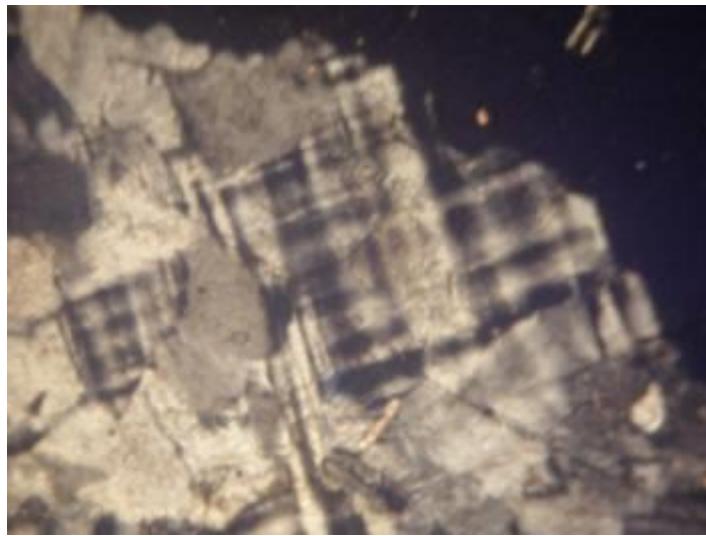
s analizatorom: presjek s jednim sust. sraslaca



bez analizatora



s analizatorom



s analizatorom

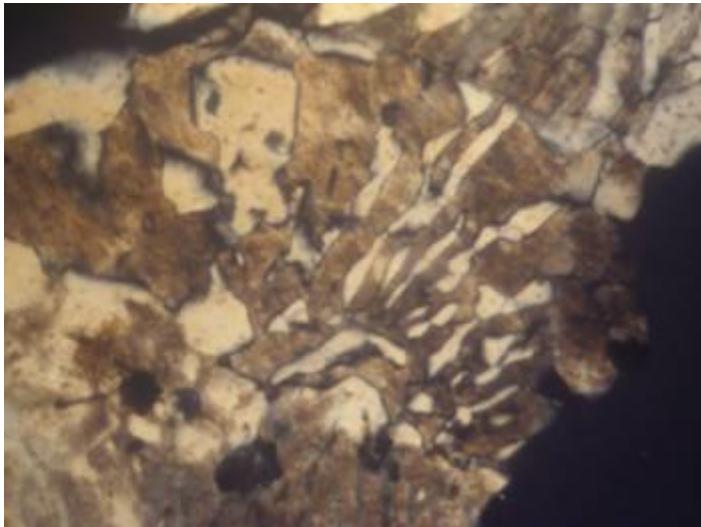
Izmjene:

- alterira u kaolinit i sericit (kao ortoklas)

Pojavljivanje:

- granitni pegmatiti
- intruzivne kisele i neutralne stijene (granit, sijenit)
- u kristalnim škriljavcima
- u pješčenjacima, arkozama

PRORASTANJA FELDSPATA I KVARCA



mirmekitska struktura = crvoliko prorastanje kiselog plagioklasa i Q



mikrografska struktura (granofirska) = prorastanje alkalijskog feldspata i Q

Plagioklasi

- $\text{NaAlSi}_3\text{O}_8 - \text{CaAl}_2\text{Si}_2\text{O}_8$
albit do 10% An
oligoklas 10-30% An
andezin 30-50% An
labradorit 50-70% An
bitovnit 70-90% An
anortit preko 90% An
- 1
- debelo pločasti smjerom (010) i izduženi duž osi c
- bezbojni, bijeli, zelenkastosivi
- vrlo dobra kalavost po (001), nešto slabija po (010) te slaba po (110) i (110)

An₀₋₃₀ kiseli plagioklasi

An₃₀₋₇₀ neutralni plagioklasi

An₇₀₋₁₀₀ bazični plagioklasi

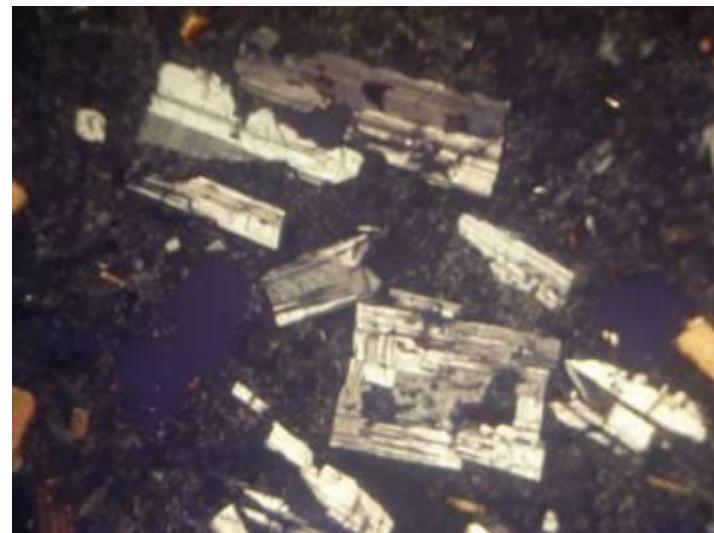
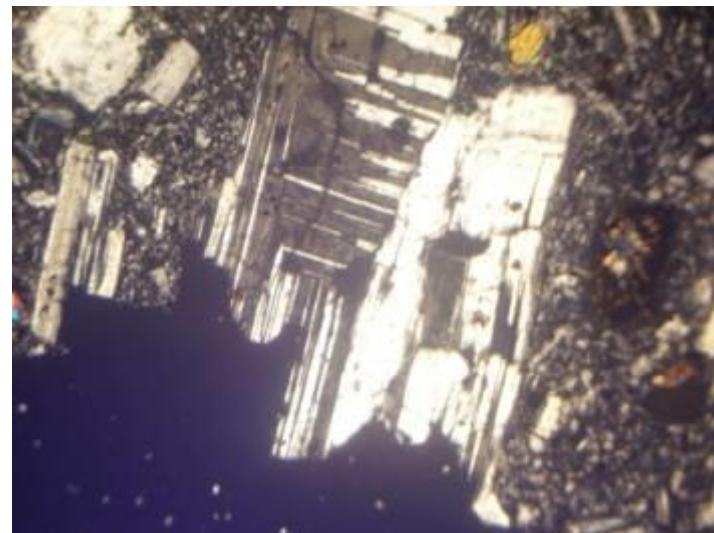
MIKROSKOPSKA SVOJSTVA

- ako su svježi, onda su bezbojni, lijepo se vide pukotine kalavosti po (001) i (010)
- ako su zahvaćena procesima izmjene, zrna plagioklasa su zamućena i slabo providna
- rijetki kristali pojedinci; česti su polisintetski sraslaci
- često se opaža zonarna građa, osobito kod plagioklasa u eruptivnim stijenama
- presjeci plagioklasa u eruptivima su često stupićasti ili prutićasti

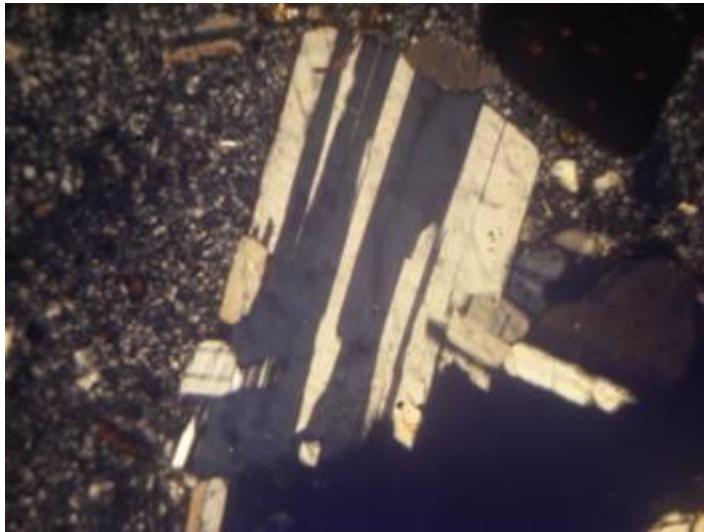
različiti presjeci plagioklaza



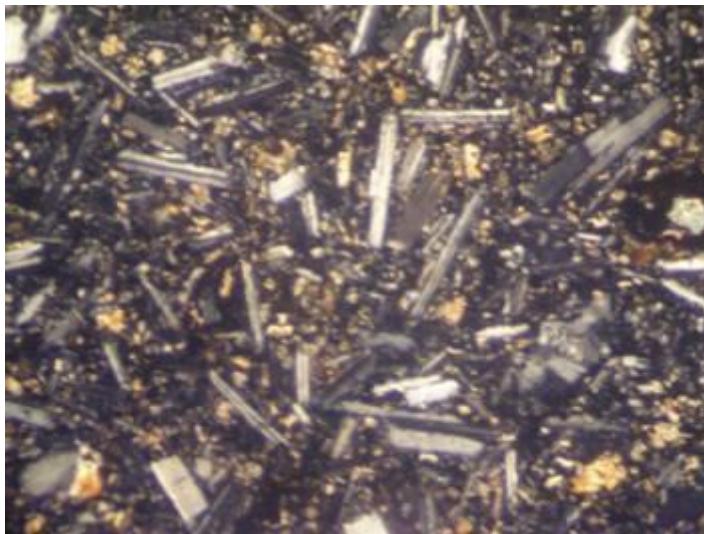
bez analizatora



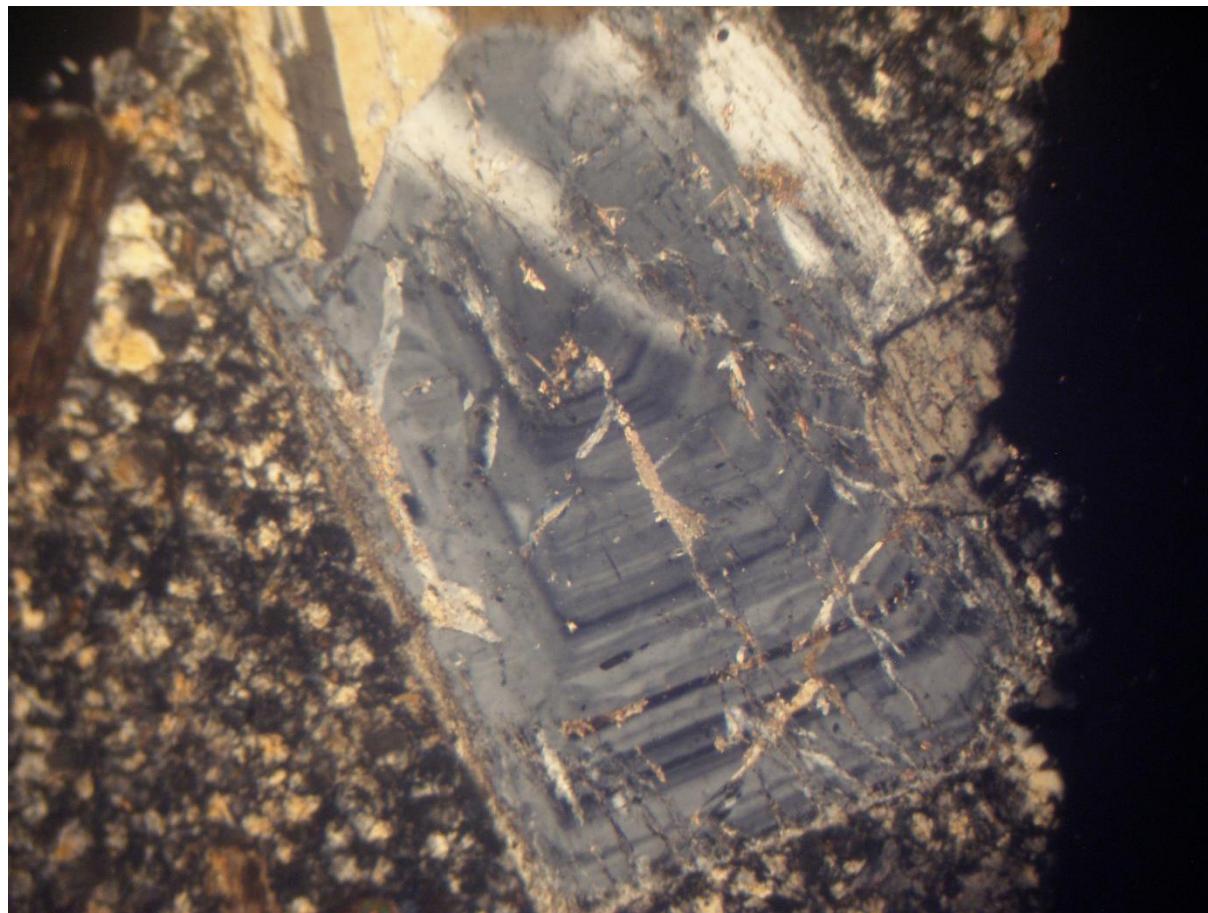
s analizatorom



polisintetske sraslačke lamele



različito orijentirani štapići plagioklasa – ofitska struktura
(bazalt, dijabaz)



zonarni plagioklas

- indeksi loma rastu od albita prema anortitu

albit anortit

$$n_x = 1,529 - 1,575$$

$$n_y = 1,533 - 1,583$$

$$n_z = 1,539 - 1,588$$

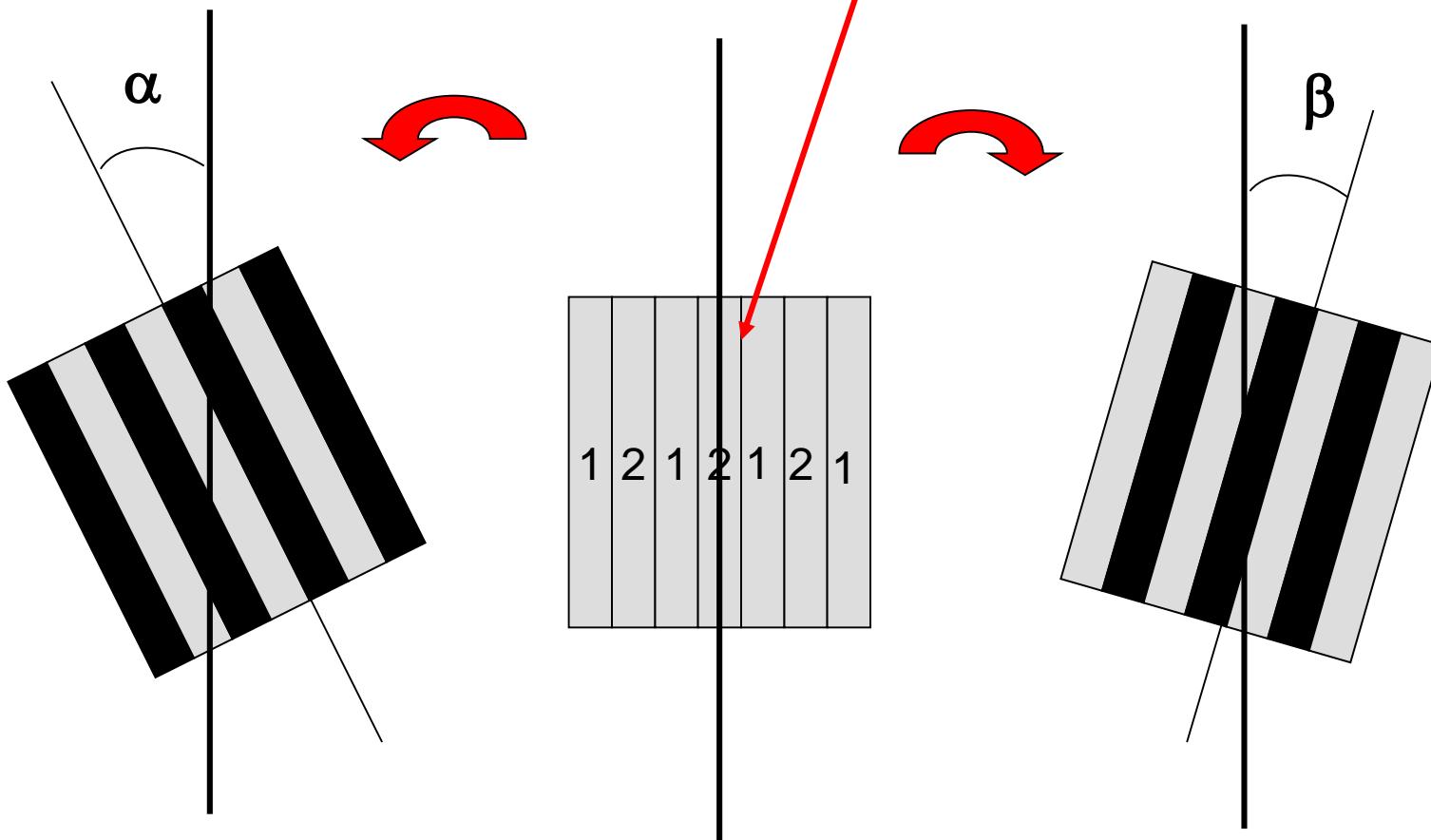
- mali maksimalni dvolom, interferiraju u bijeloj do žutoj boji 1. reda
- kut optičkih osi velik za većinu plagioklasa
- optički karakter kod nekih pozitivan a kod nekih negativan
- promjenom kemijskog sastava plagioklasa mijenja se:
 1. vrijednosti indeksa loma i položaj vibracijskih smjerova prema krist. elementima
 2. kut optičkih osi
 3. optički karakter

- iz kutova potamnjenja na prikladnim presjecima plagioklasa moguće je odrediti njihov sastav
- prikladni su presjeci iz tzv. ***zone simetrijskog potamnjenja***

Zona simetrijskog potamnjenja kod plagioklasa

- kod plagioklasa najčešći su sraslaci po albitnom, karlovarskom i kompleksnom albitnokarlovarskom
- **najčešći je albitni zakon:**
u presjecima okomitim na sraslački šav (010) oba sustava lamela moraju potamniti pod istim kutom prema tom istom šavu (ili pukotinama kalavosti po (010)), tj. kažemo da potamne simetrijski → to su presjeci iz zone sim. potamnjenja, a taj kut potamnjenja služi za određivanje sastava plagioklasa

Presjeci okomiti na sraslački šav kod sraslaca po albitnom zakonu



sraslački šav = (010)

$\alpha = \beta$
simetrijsko potamnjeno!

Kako se prepoznaju presjeci iz zone simetrijskog potamnjenja (=presjeci okomiti na sraslački šav (010)) ?

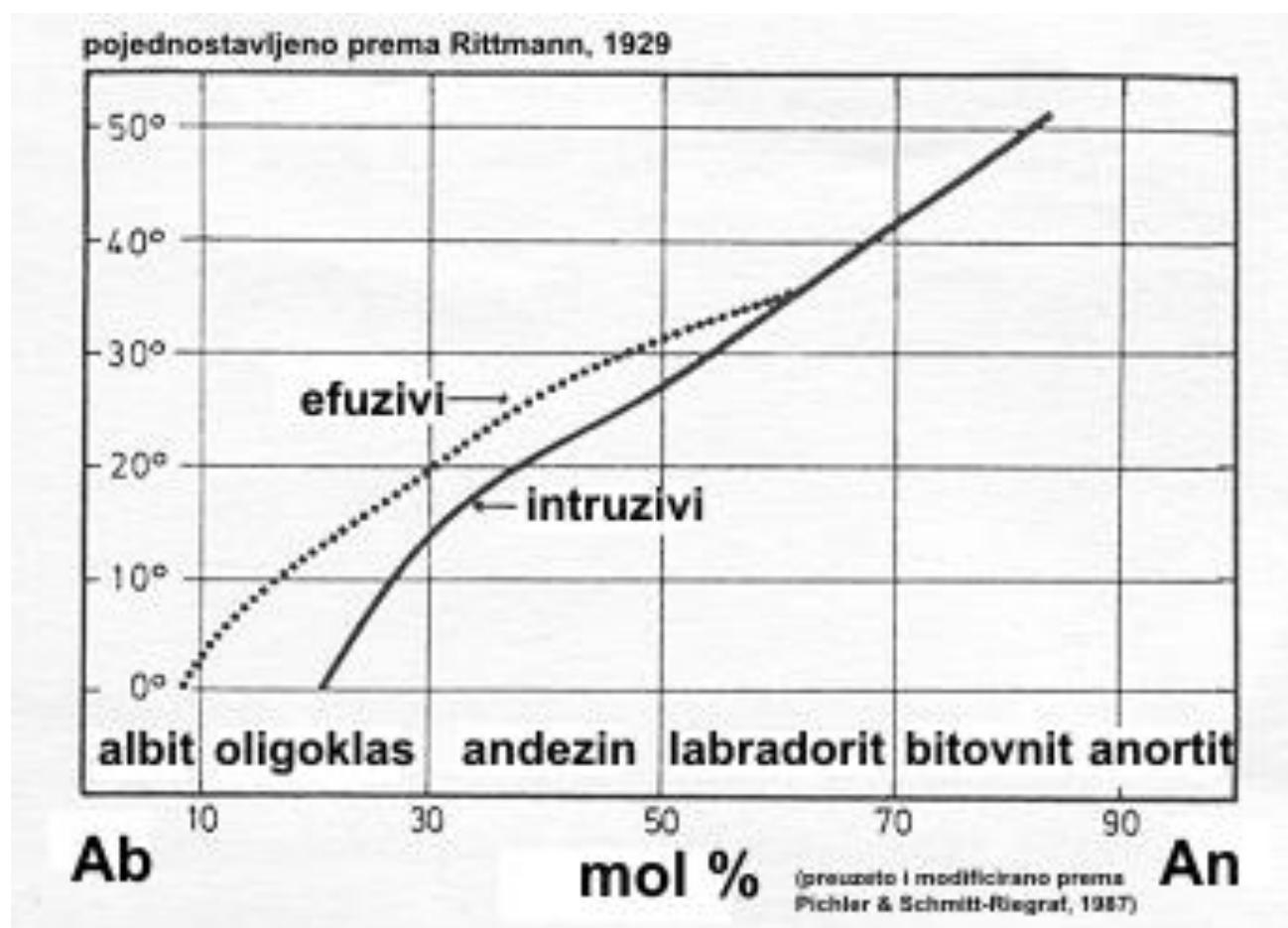
1. sraslački šav se vidi kao oštra granica između sraslačkih lamela, te pri izoštravanju (fokusiranju) se ne pomiče značajno lijevo-desno (gore-dolje)(koristiti veće povećanje!)
2. sraslaci po albitnom zakonu u takvom presjeku prepoznaju se po tome što oba sustava lamela kada su orijentirana sjever-jug pokazuju istu interferencijsku boju

Nakon što smo pronašli presjek iz zone simetrijskog potamnjenja:

1. Dovedemo sraslački šav u položaj paralelan s vertikalnom niti nitnog križa
→ očitamo kut
2. Zakrenemo stolić u lijevo, dok jedan sustav sraslačkih lamela ne potamni
→ očitamo kut, izračunamo kut kosog potamnjenja
3. Vratimo stolić u početni položaj (vidi pod 1.), te ga zatim zakrenemo u desno dok drugi sustav sraslačkih lamela ne potamni
→ očitamo kut, izračunamo kut kosog potamnjenja

4. Izmjereni kutovi kosog potamnjenja za oba sustava sraslačkih lamela trebali bi biti isti, ili približno isti (\rightarrow simetrijsko potamnjene); **ne smiju se razlikovati za više od 5°**
5. Potrebno je izmjeriti što više presjeka iz zone simetrijskog potamnjena (barem 10), te zatim iskoristiti najvišu izmjerenu vrijednosti kuta kosog potamnjenja za očitanje udjela anortitne komponente. Očitanje se može načiniti u sljedećem dijagramu:

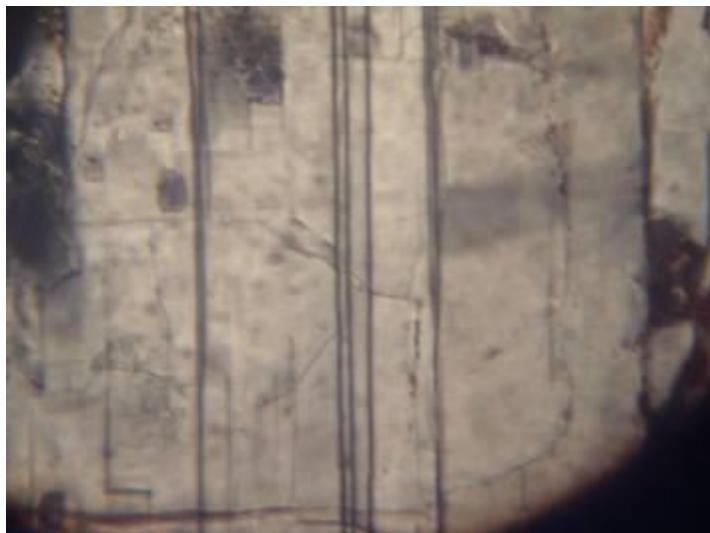
Očitavanje udjela anortitne komponente





1. tražimo pogodan presjek!

u orientaciji sjever-jug (paralelno
s vertikalnom niti nitnog križa)
sraslačke lamele s uključenim
analizatorom jednako interferiraju
= *albitni sraslački zakon*



sraslački šav se pri defokusiranju ne pomiče značajno lijevo-desno
= presjek približno okomit na sraslački šav (010)



2. mjerimo kutove potamnjena!

a. početni položaj = sraslački šav
ide paralelno s vertikalnom niti
(lamele jednako interferiraju!)

kut potamnjena
 $= 26^\circ$



srednja vrijednost
 $= 27,5^\circ$

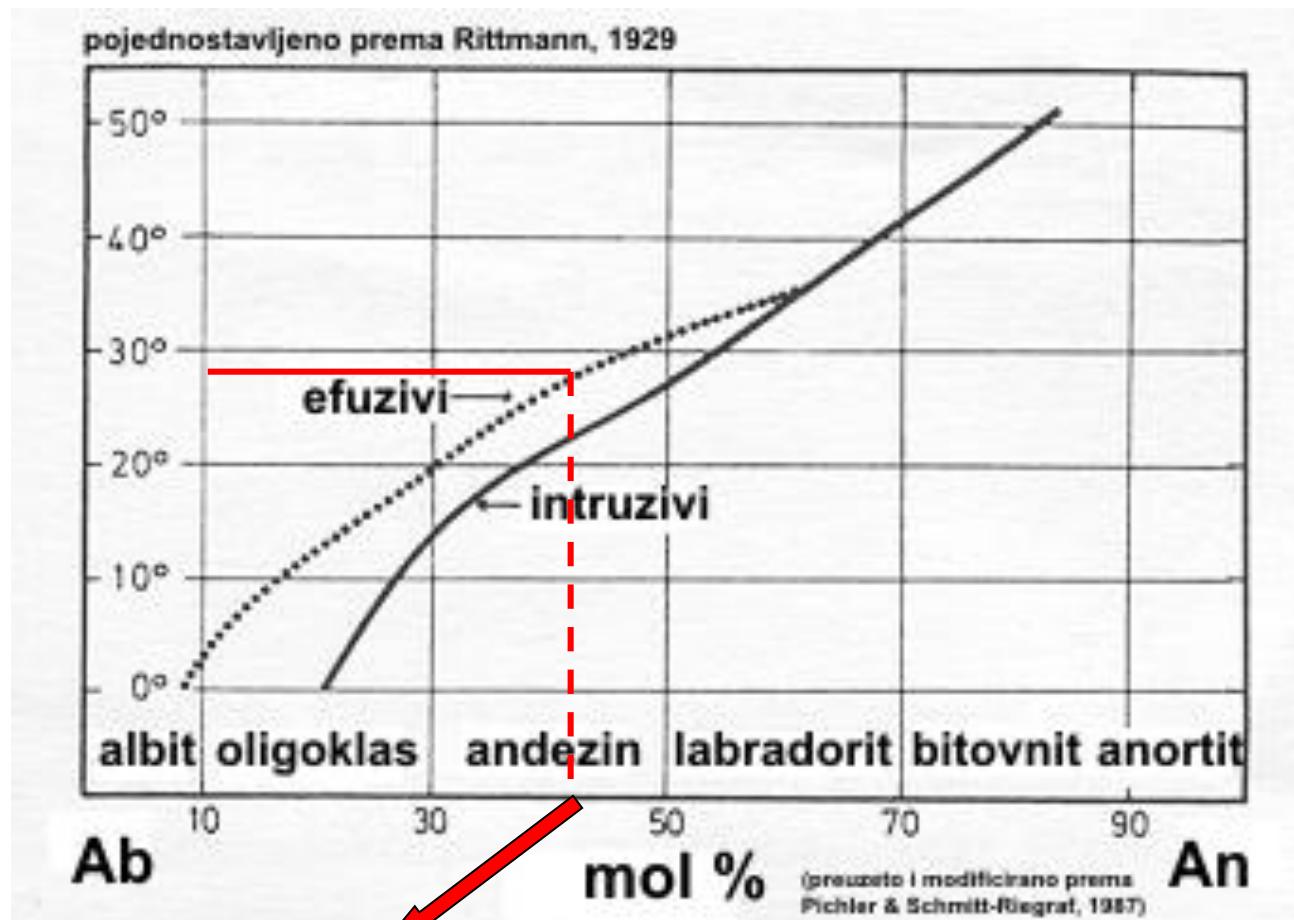


kut potamnjena
 $= 29^\circ$

b. zakret stolića u lijevo
= potamni 1. sustav lamela

b. zakret stolića u desno
= potamni 2. sustav lamela

3. očitavamo udio anortitne komponente!



NAPOMENA:

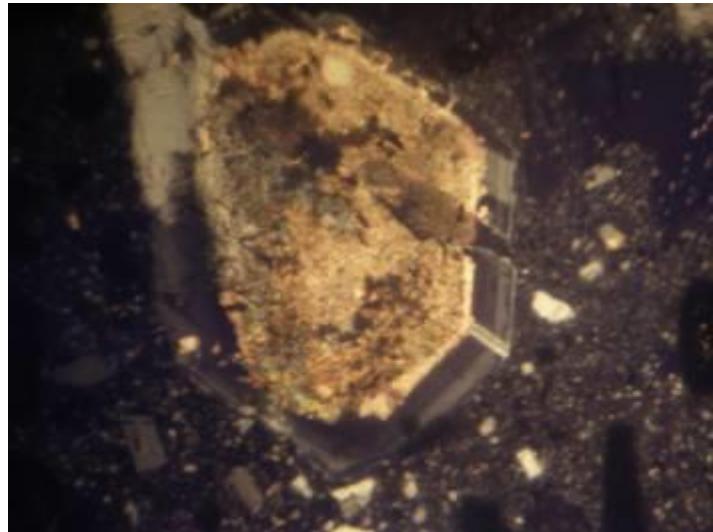
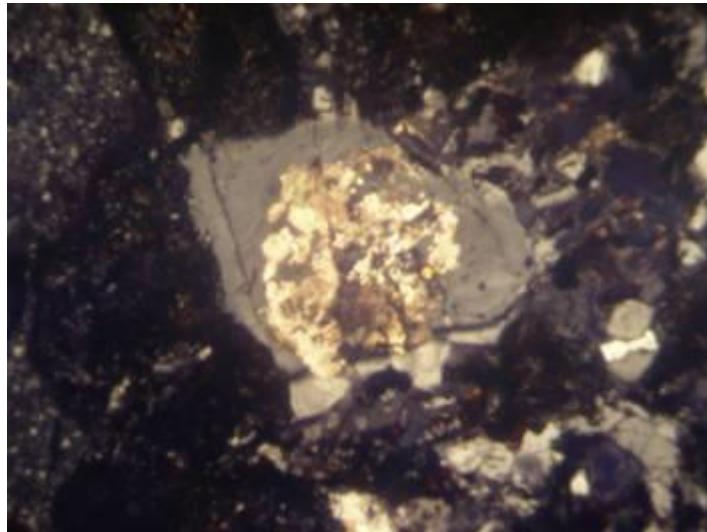
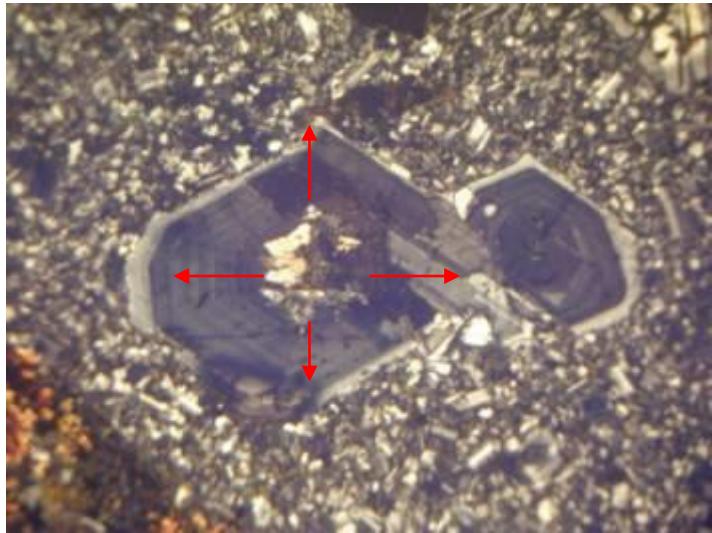
Postoji više metoda određivanja sastava plagioklaza.

Prikazana je metoda po Michel-Lévyu.

Izmjene:

- kiseli plagioklasi – sericit, kaolinit i drugi minerali glina; u zeolite
- bazični plagioklasi – u sosirit (nakupina sitnih zrna coisita, klinocoisita i albita);
u albit (albitizacija) + kalcit, klinocoisit, epidot
- bazični plagioklasi su manje stabilni od kiselih

SERICITIZACIJA



Pojavljivanje:

- vrlo rašireni minerali
- kiseli plagioklasi: granit, sijenit, riolit, trahit, pegmatiti, u kristalnim škriljavcima, u sedimentima
- neutralni plagioklasi: diorit, sijenit, andezit, gnajs, nema ih u sedimentima
- bazični plagioklasi: gabro (+labradorit), bazalt, u mramorima, rijetko u kristalnim škriljavcima, nema ih u sedimentima