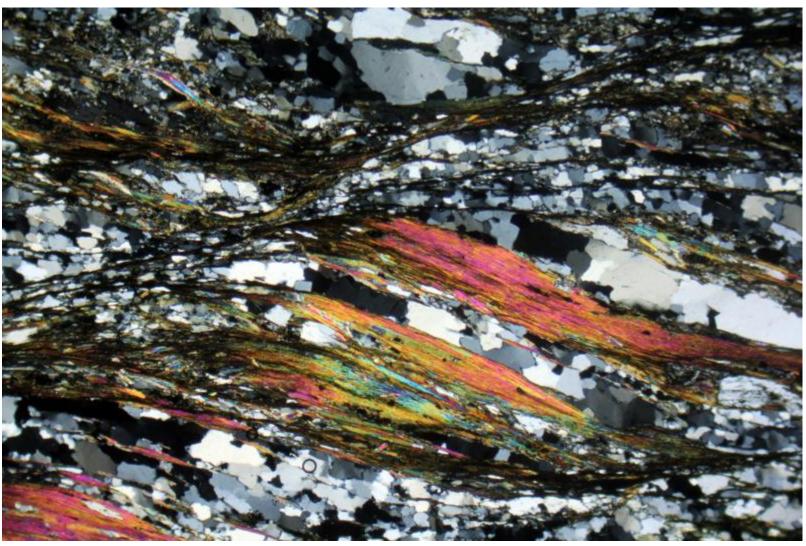
МЕТАМОРФИЗМ



двуслюдяной кварцит, фото с анализатором

<u> Метаморфический процесс</u> -

(от греческого «метаморфозис» - превращение)

процесс перекристаллизации горных пород в твёрдом состоянии, протекающий в недрах Земли под действием повышенных температур, давления и флюида.

При этом происходит изменение одной или нескольких характеристик породы:

- структуры;
- текстуры;
- минерального состава.

ОСОБЕННОСТИ:

- Неравномерен в пространстве и времени.
- Связан с зонами активных движений земной коры сочленениями литосферных плит, а также внутриплитным магматизмом (на платформах осадки даже мощностью 5-10 км почти не метаморфизуются).
- Длительный процесс.
- Происходит преимущественно в зонах, где температура превышает фоновую (средний геотермический градиент 30 град/ км, 150 градусов / км – для подвижных зон)

Основные факторы метаморфизма:

- температура,
- давление литостатическое (за счет вышележащих толщ),
- химически активные вещества (флюиды).

Температура (глубинное тепло, подводимое

флюидами)

Примерно от 100°C до 900-1200°C

Единых границ для всех пород быть не может, поскольку условия начала минеральных реакций и плавления зависят от химического состава пород, структуры, пористости и т.д.

В условиях повышения температуры происходят такие эндотермические реакции как дегидратация и декарбонатизация. Например:

 $AI4[Si4O10](OH)8 \rightarrow 2AI2SiO5 + 4H2O + 2SiO2$ → андалузит + кварц каолинит

CaCO3+SiO2 \rightarrow CaSiO3+CO2 кальцит + кварц → волластонит

При повышении температуры происходит:

- •установление локального термодинамического равновесия за счет **преодоления кинетических барьеров** минеральных реакций;
- •**перекристаллизация** минералов с укрупнением зерен и следствие снижения при этом общей поверхностной энергии;
- •исчезновение неоднородностей, в т.ч. *гомогенизация* зональных кристаллов;
- •уменьшение количества равновесных минералов.

Давление литостатическое (P_{лит})

-(1-10 кб и >)

<u>Всестороннее</u> давление, определяется воздействием нагрузки вышележащих толщ.

Увеличение давления способствует:

- образованию минералов с более плотной структурой
- повышению температуры плавления минералов

Давление флюидное

(H2O, CO2, CO, CH4, N2 и др.)

Флюиды содержатся в порах и межзерновом пространстве практически всех горных пород.

Источники флюидов - процессы дегазации в мантии, охлаждение магмы, метаморфические минеральные реакции.

В газово-жидком состоянии химически активные вещества двигаются из областей с высокими температурами и давлением в зоны с низким давлением (процесс инфильтрации) и при этом активно участвуют в преобразовании минералов и горных пород.

Флюид на глубине восстановленный и горячий, ближе к поверхности – окисленный и менее нагретый

Давление стрессовое (направленное)

- не является фактором метаморфизма

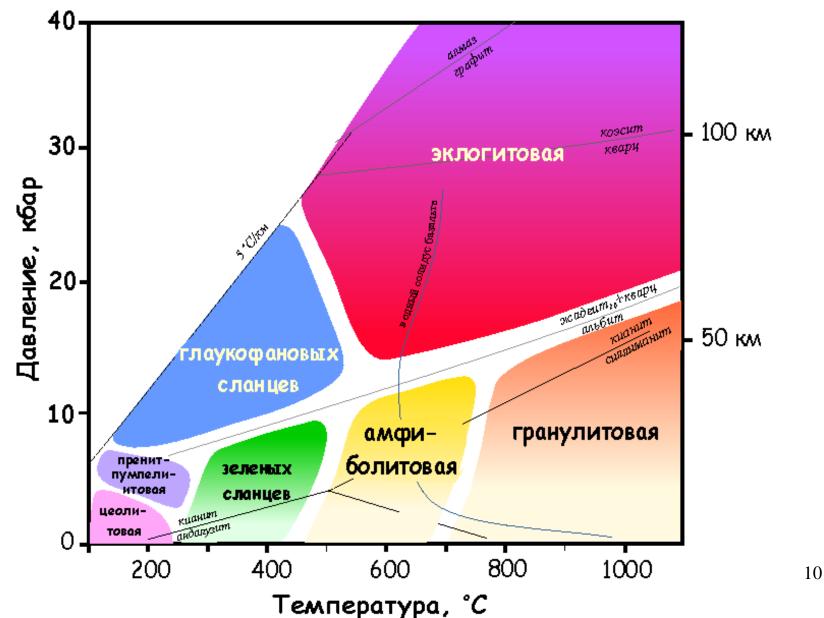
Направленное давление (или стресс) возникает на глубинах и причиной его возникновения, как правило, является перемещение крупных блоков пород в земной коре.

Результатом такого одностороннего воздействия является изменение и упорядоченность ориентировки минералов в породе - своей длинной осью или плоскостью спайности они располагаются перпендикулярно направлению давления.

Величина стрессового давления является дискуссионным вопросом.

Фация метаморфизма — диапазон значений факторов метаморфизма

(ТиР), при котором стабильны определенные метаморфические породы.



Границы фаций – реакции,

Например:

Кварц+Роговая обманка→Ортопироксен +Клинопироксен +Плагиоклаз

 $\sim 800^{\circ}$

Кварц+Мусковит→ Калиевый полевой шпат +Al2SiO5

 $\sim 600^{\circ}$

Типоморфные минералы - **минералы**, которые характерны(типичны) для определённых условий формирования (фация, ступень метаморфизма) метаморфических пород

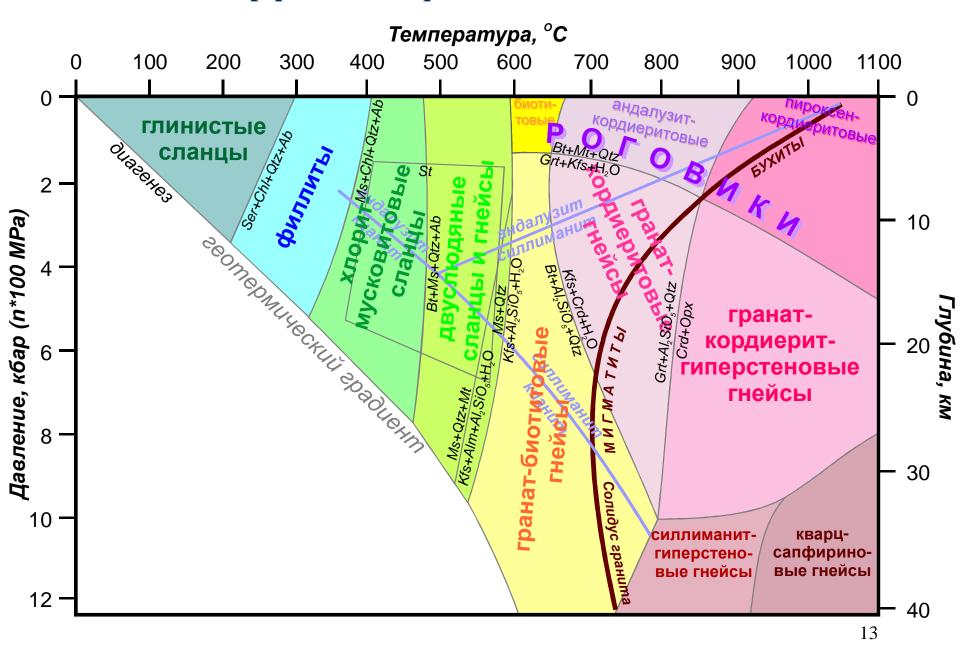
ИЗОХИМИЧЕСКИЕ РЯДЫ и классификация процессов метаморфизма

В зависимости от состава исходных пород при региональном метаморфизме возникают определенные виды метаморфических пород, которые по мере возрастания температуры и давления претерпевают закономерные изменения состава, структуры и текстуры. При этом образуются характерные изменения изохимические ряды пород, представляющих собой последовательные этапы преобразования исходной породы.

Выделяют следующие группы пород по химическому составу:

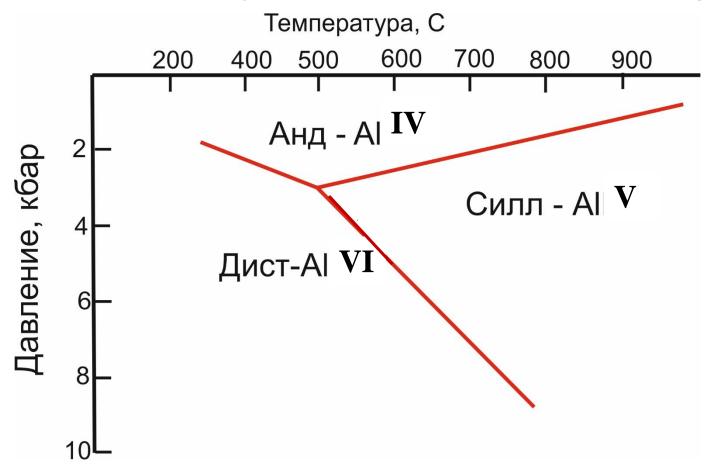
- •Метаультрамафиты обогащены Mg, Fe, Ni, Cr
- •Метабазиты обогащены Са, Fe, Mg, Na
- •Метапелиты обогащены Al, K, Si
- •Мраморы (карбонатно-силикатные породы) обогащены Ca, Mg, CO2
- •Кварциты обогащены Si
- •Кварц-полевошпатовые породы обогащены Si, Na, Al

Схема метаморфических фаций для метапелитов:



Полиморфные модификации - — структурные разновидности одного и того же вещества.

Al2SiO5 – андалузит, силлиманит, кианит (дистен)



Типы метаморфизма по масштабу проявления:

Региональный метаморфизм: происходит на большой площади (n*100 – n*100 кв.км), то есть затрагивает большой объем горных пород и связан с крупномасштабными тектоническими процессами, такими как расширение океанического дна, утолщение земной коры и т. д.

Примерами регионального метаморфизма являются орогенный, субдукционный, метаморфизм морского дна, погружения (захоронения осадков).

Локальный метаморфизм: происходит на ограниченной территории и, главное - при котором метаморфизм может быть напрямую отнесен к локальной причине, такой как магматическая интрузия, разлом или падение метеорита.

Примеры локального метаморфизма: контактовый, динамометаморфизм, ударный (импактный) метаморфизм.

Типы метаморфизма по изменению химического состава:

Изохимический метаморфизм -

происходит без изменения исходного химического состава горной породы, за исключением летучих компонентов (H2O и CO2);

Аллохимический метаморфизм-

химический состав горной породы существенно изменяется.

Типы метаморфизма по изменению параметров метаморфизма:

Прогрессивный метаморфизм -

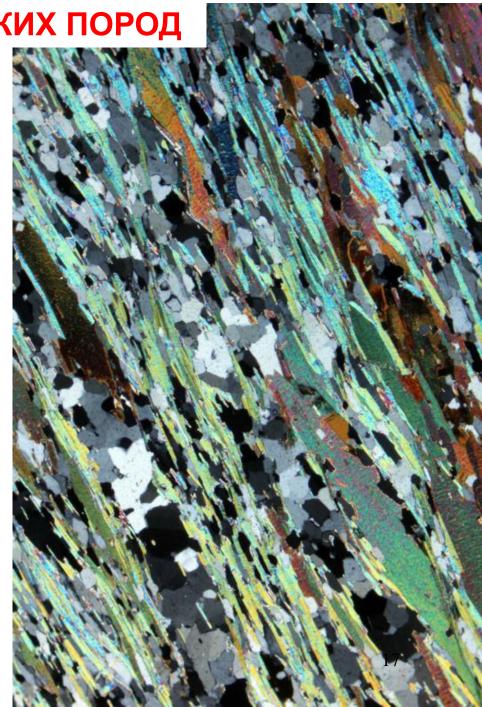
Давление и температура повышаются;

Регрессивным метаморфизм (ретроградный, диафторез) Давление и темперетура снижаются.

ТЕКСТУРЫ МЕТАМОРФИЧЕСКИХ ПОРОД

Сланцеватая текстура

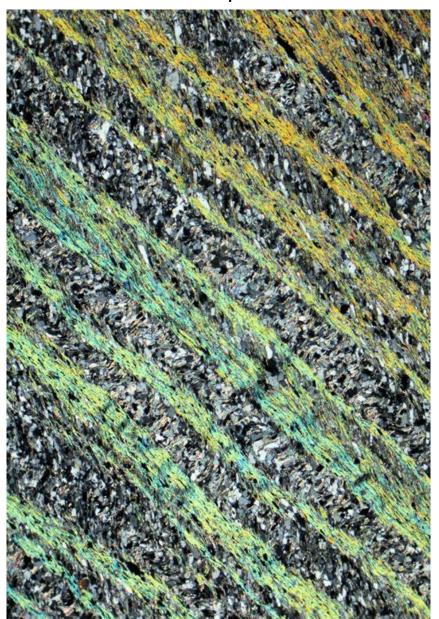




Полосчатая текстура - участки, различающиеся по структуре,

минералогическому составу, крупности зерна или цвету, чередуются в виде более

или менее тонких параллельных полос





Полосчатая и сланцеватая текстура кварц-мусковитового сланца 18 (фото с анализатором)

Плойчатая текстура

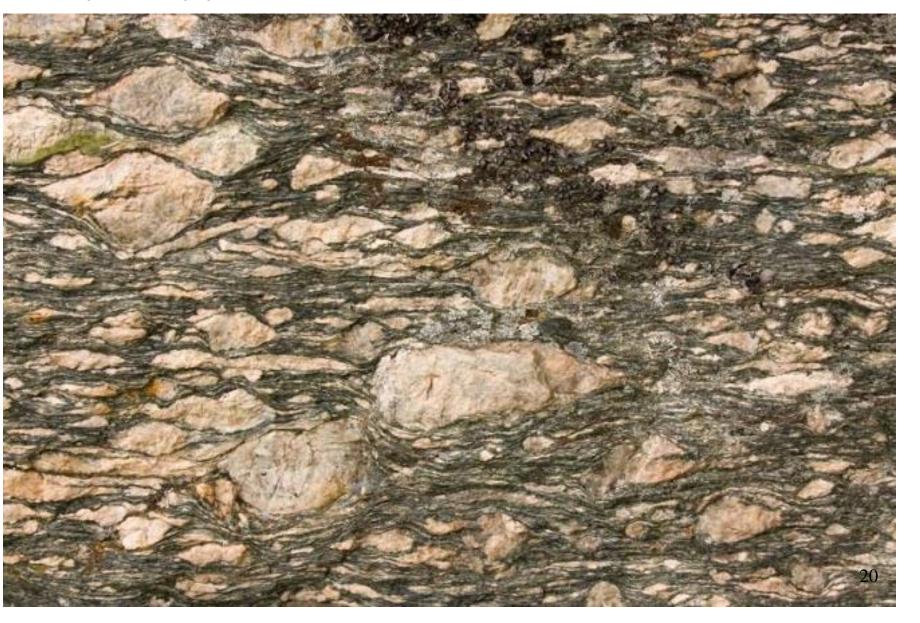
когда под влиянием
давления порода собрана в
мелкие складки

Гнейсовидная текстура обусловлена параллельной ориентировкой таблитчатых или вытянутых зерен минералов при малом содержании чешуйчатых частиц, которые располагаются параллельно и обрамляют таблитчатые зерна

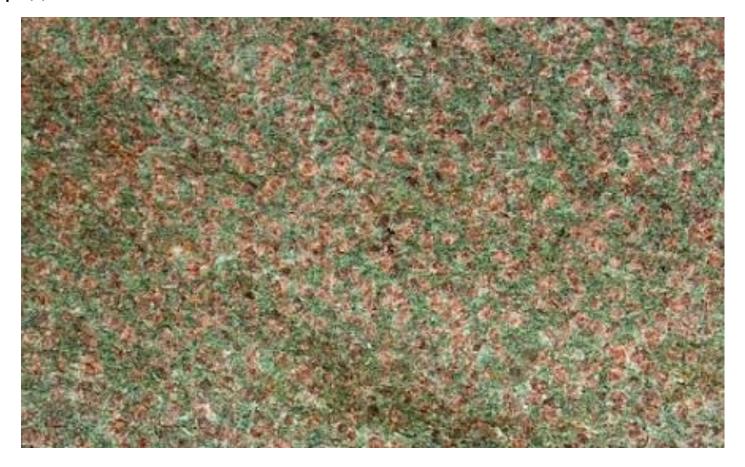




Пятнистая текстура— наличие в породе пятен, отличающихся по цвету, составу, устойчивости к выветриванию



Массивная (однородная, гранофельсовая) текстура определяется неориентированным расположением зерен и отсутствием ярко выраженной неоднородности



Массивная текстура эклогита (розовое – гранат, зеленое – клинопироксен.

Структуры метаморфических пород

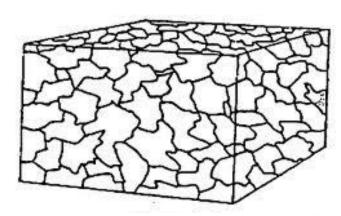
возникают в процессе перекристаллизации в твёрдом состоянии

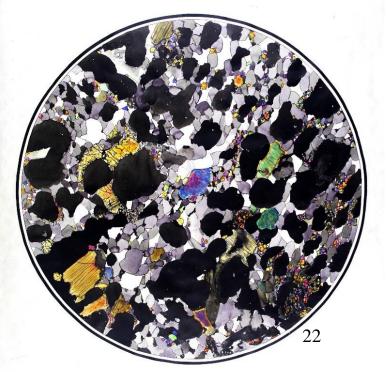
= *кристаллобластеза*, поэтому большинство из них заканчиваются корнем ...бластовая

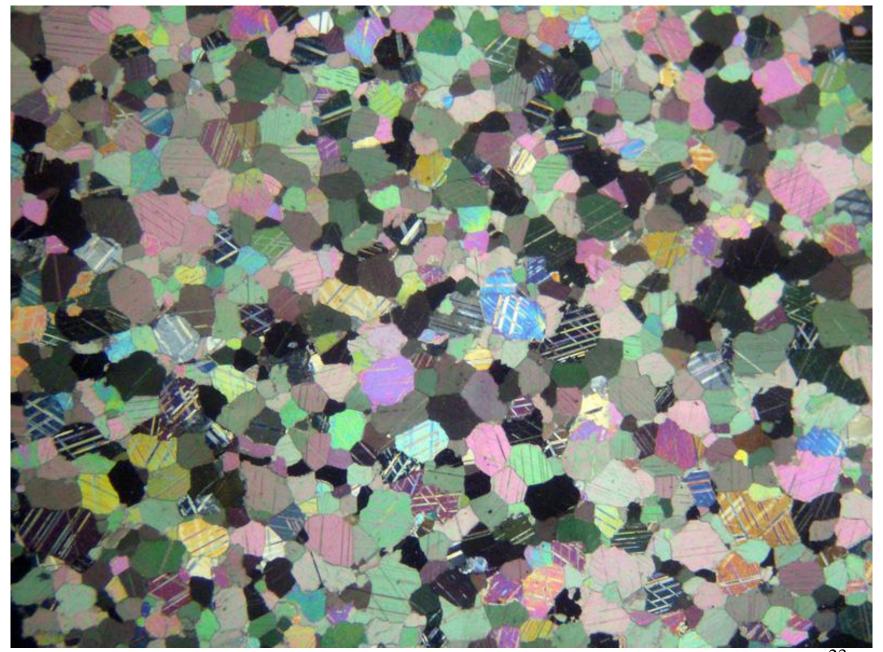
По форме зёрен различают следующие структуры:

• гранобластовая (агрегат изометрических зёрен)

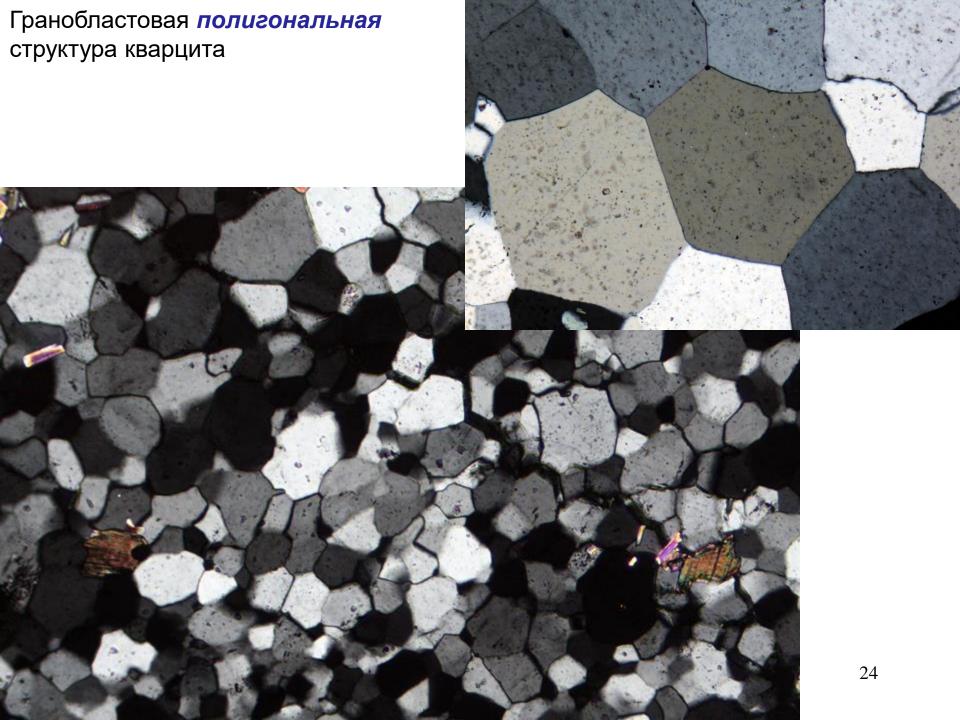






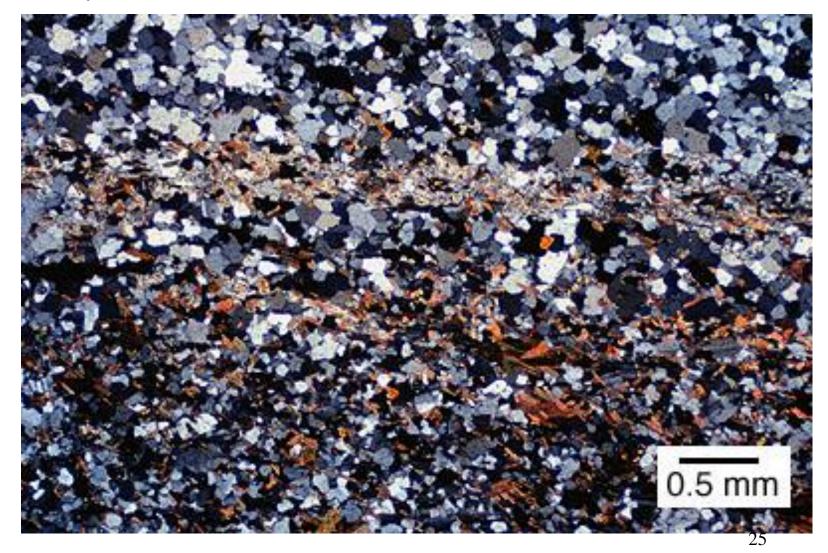


Гранобластовая структура мрамора

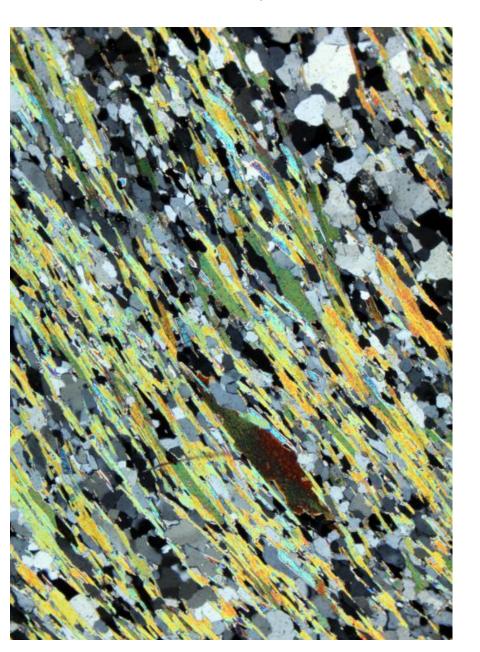


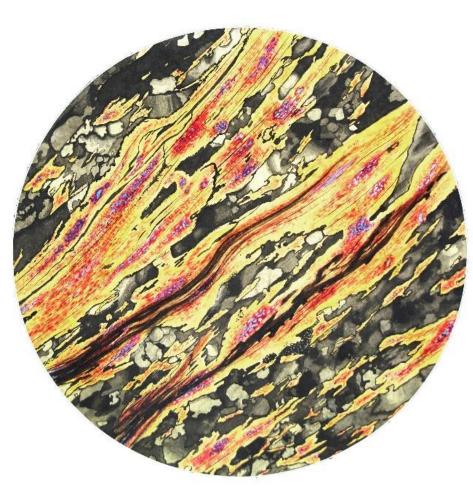
Роговиковая структура

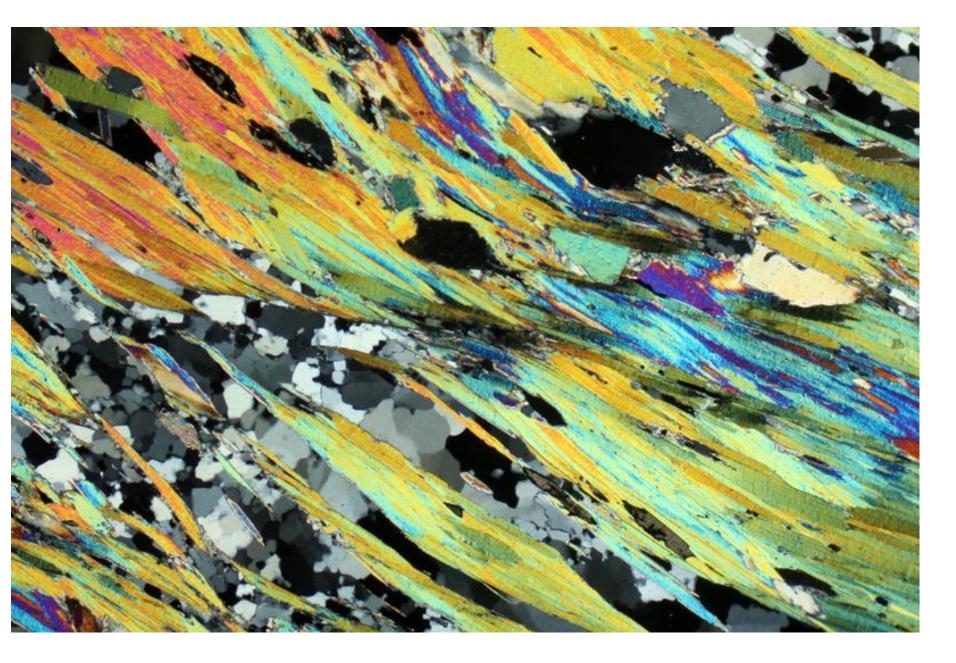
Структура, свойственная контактовым роговикам. Мелкозернистая мозаичная структура, с простыми полигональными или зазубренными неправильными очертаниями зерен,



•лепидобластовая (агрегат листоватых или чешуйчатых кристаллов);

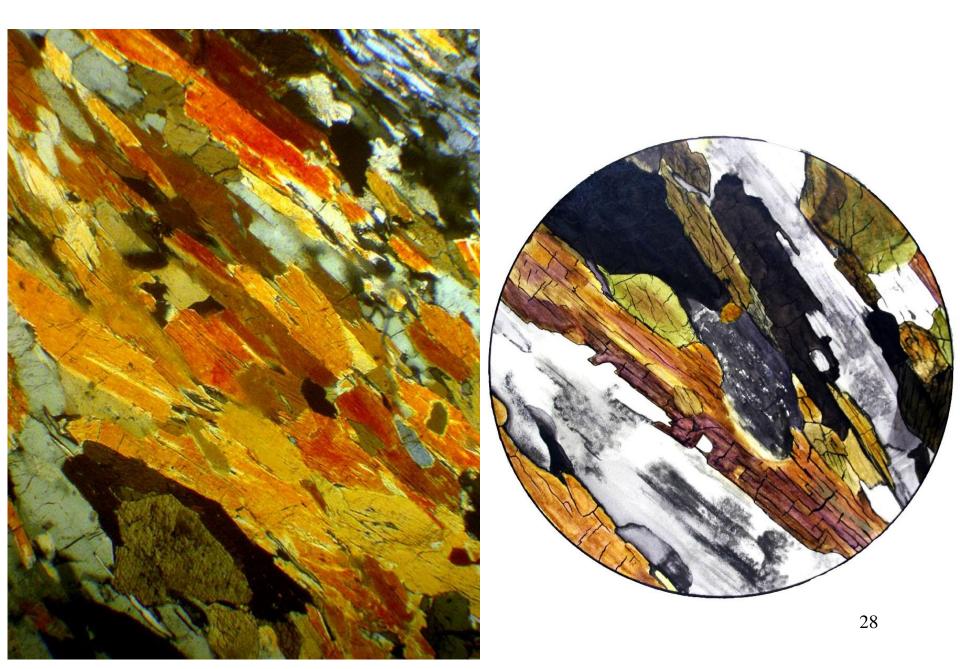


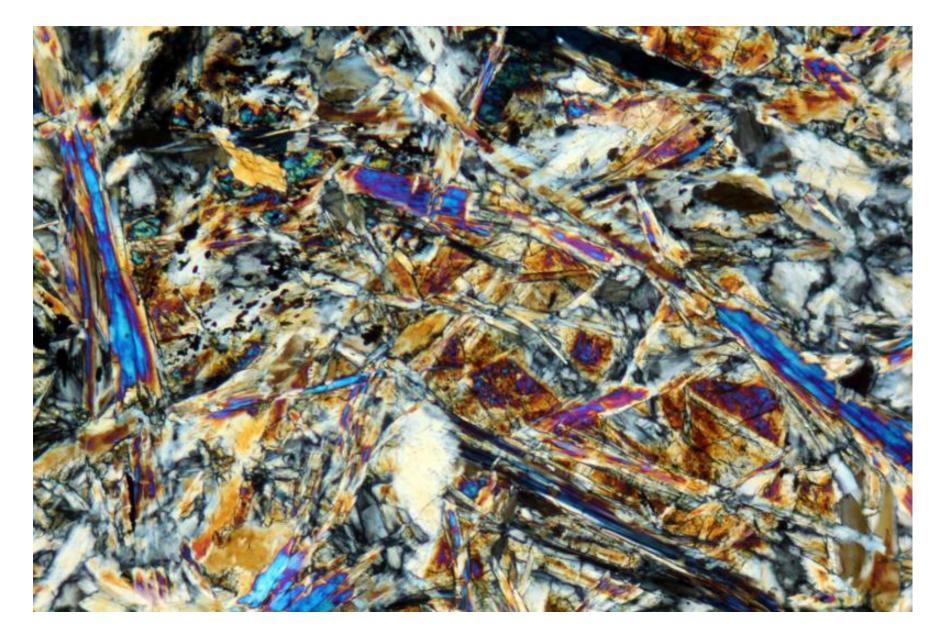




Лепидобластовая, точнее, гранолепидобластовая структура, поскольку в породе присутствует около 15% кристаллов кварца

•нематобластовая (агрегат игольчатых или длиннопризматических кристаллов);





Нематобластовая структура

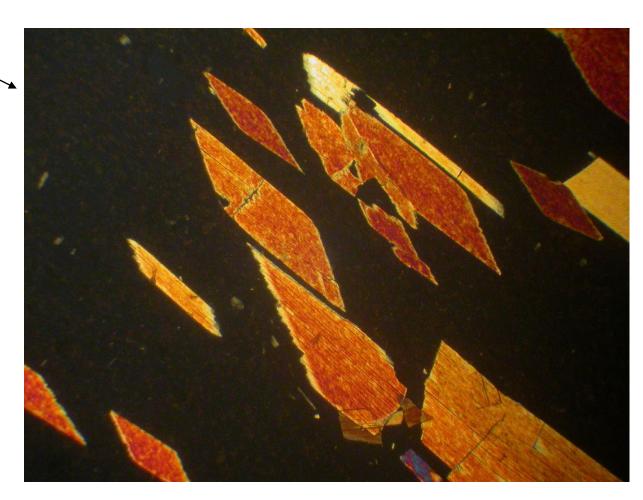
•фибробластовая стуктура (агрегат волокнистых кристаллов).



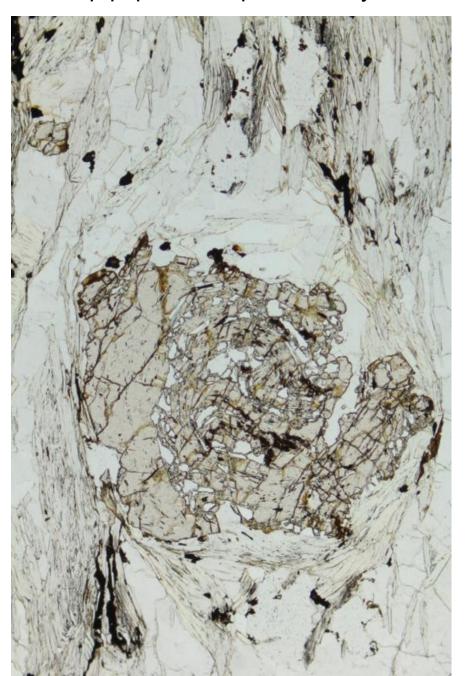
По *относительным размерам* различают структуры:

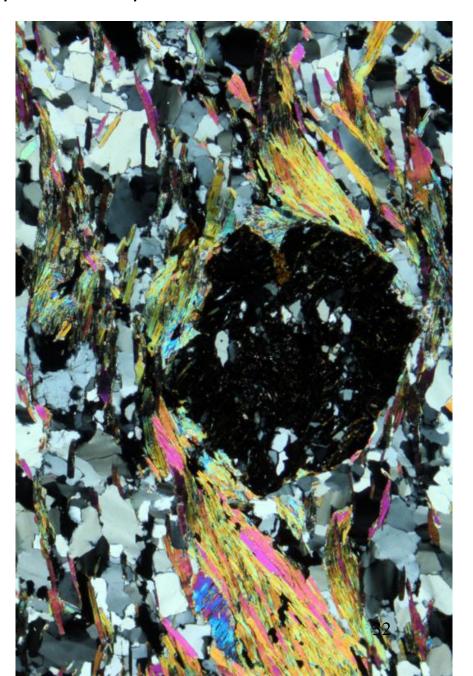
- гомеобластовая (агрегат зёрен одинакового размера);
- гетеробластовая (агрегат зёрен разных размеров);

порфиробластовая;

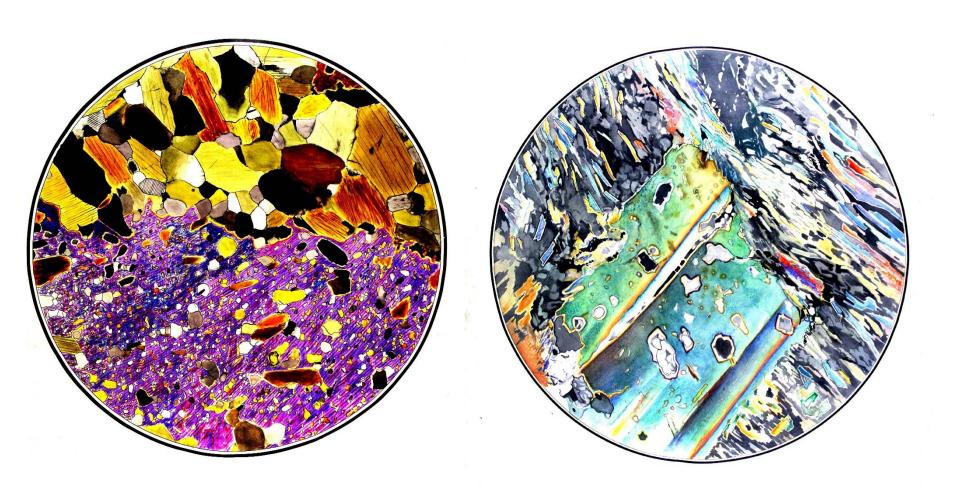


Порфиробласт граната в мусковит-кварцевом матриксе





Пойкилобластовая структура



➤ Пойкилобласт граната со структурой «снежного кома»



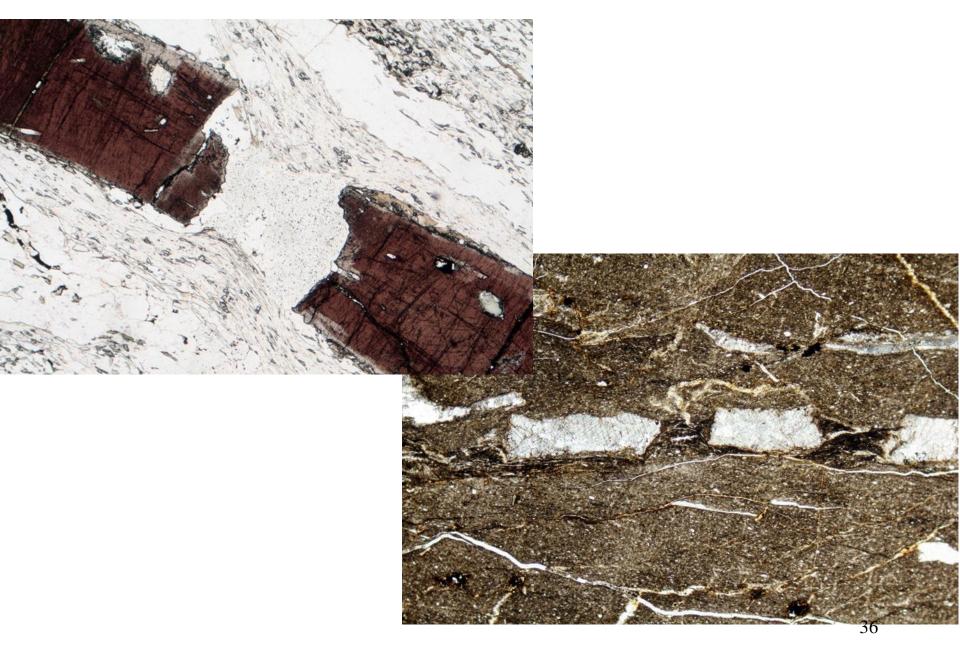


Некоторые особенности структур метаморфических пород:

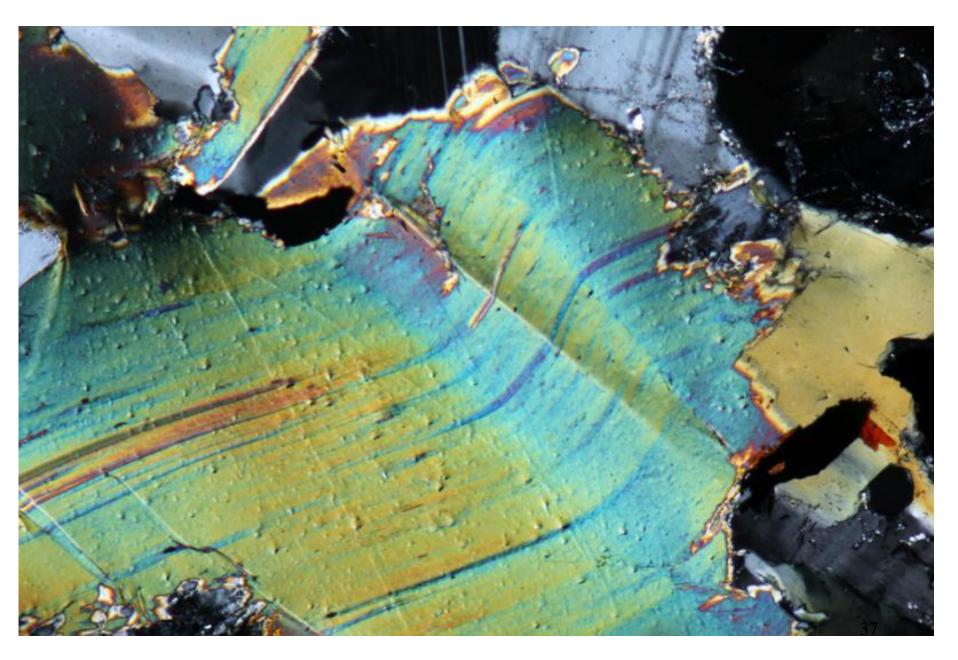
> Деформационные двойники в плагиоклазе



Будинаж



> «Волнистое» погасание слюд



> Блочное погасание кварца



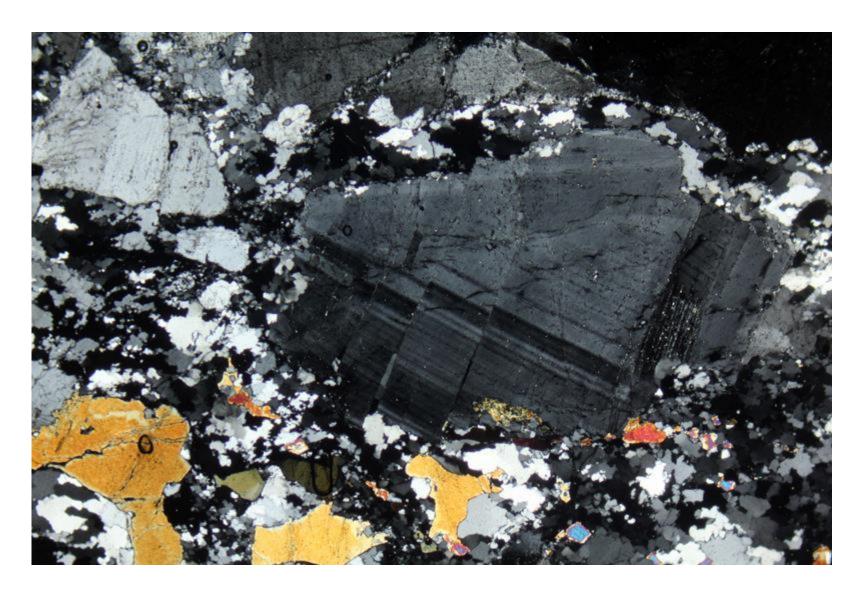




Bookshelf sliding



Bookshelf sliding

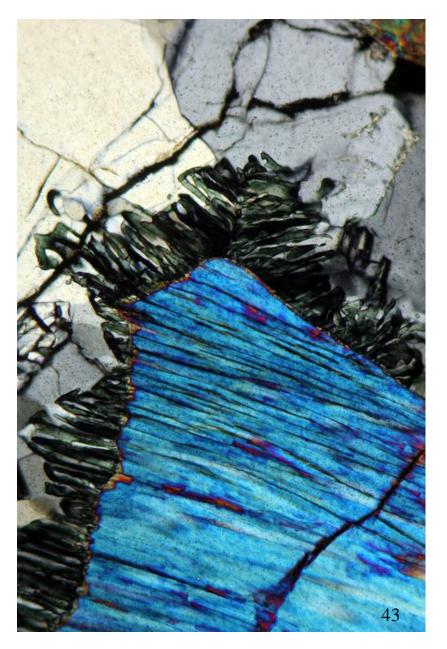


> Коронарные структуры

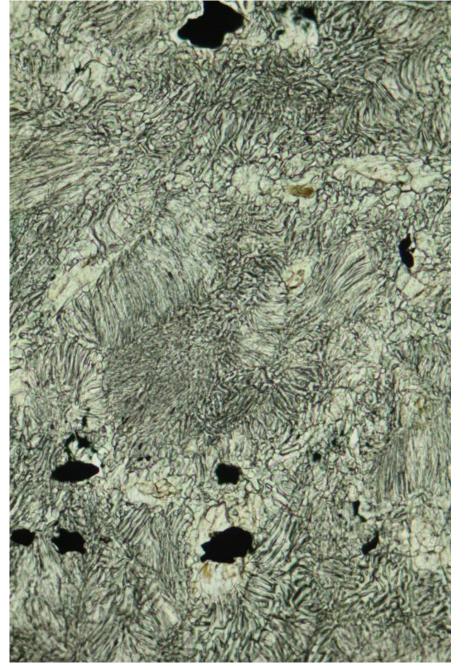


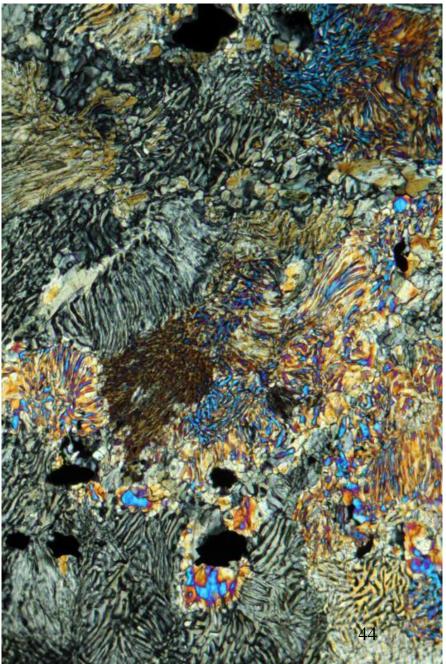
> Коронарные структуры



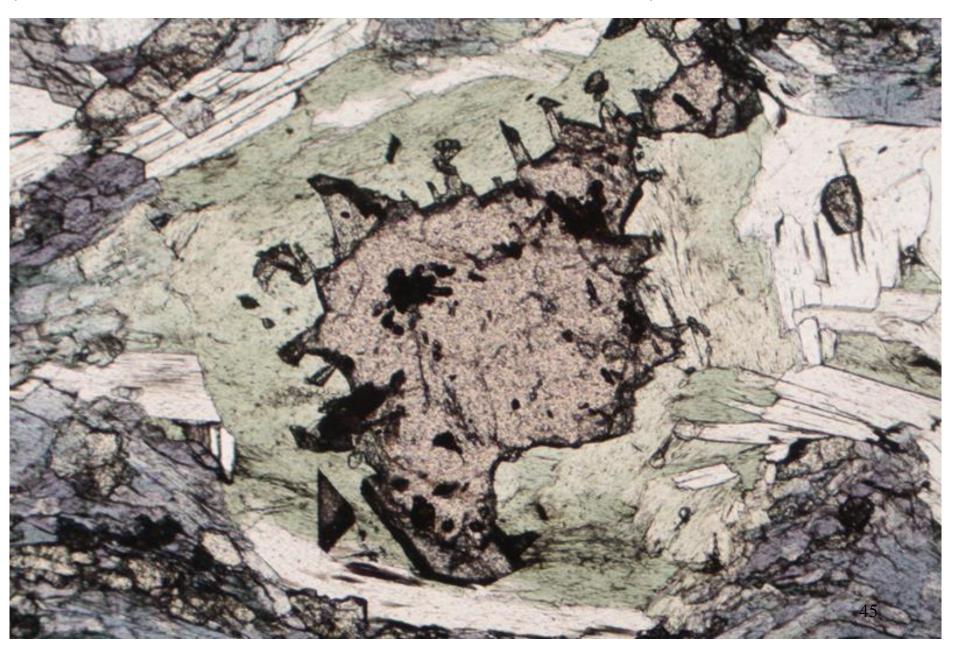


> Симплектитовые структуры (на фото- распад омфацита)

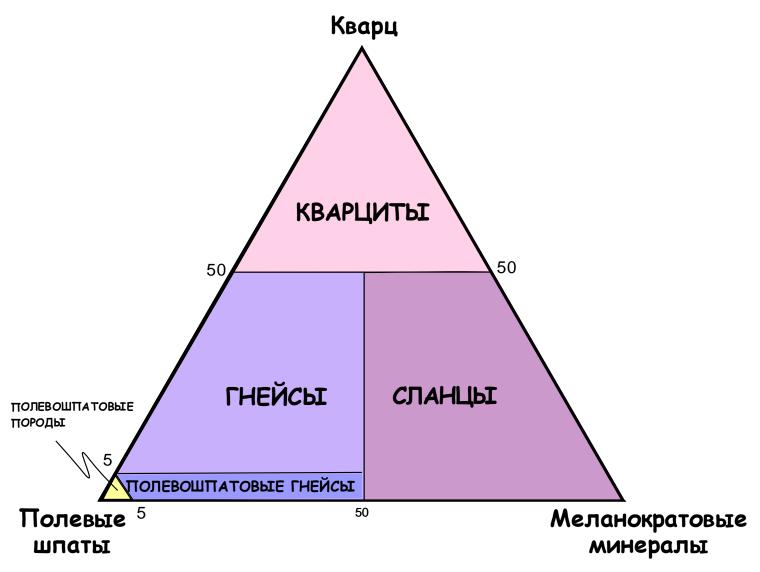




Структуры замещения(на фото – замещение порфиробласта граната хлоритом)



Номенклатура силикатных пород

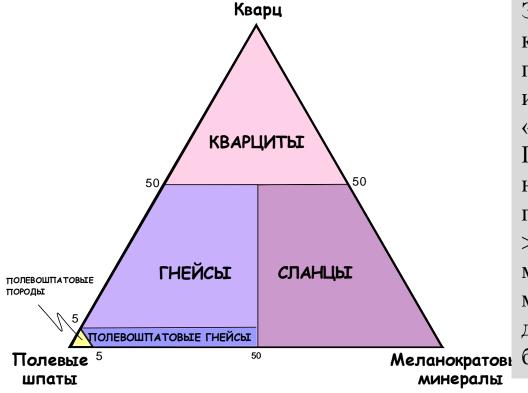


Классификация и номенклатура метаморфических горных пород

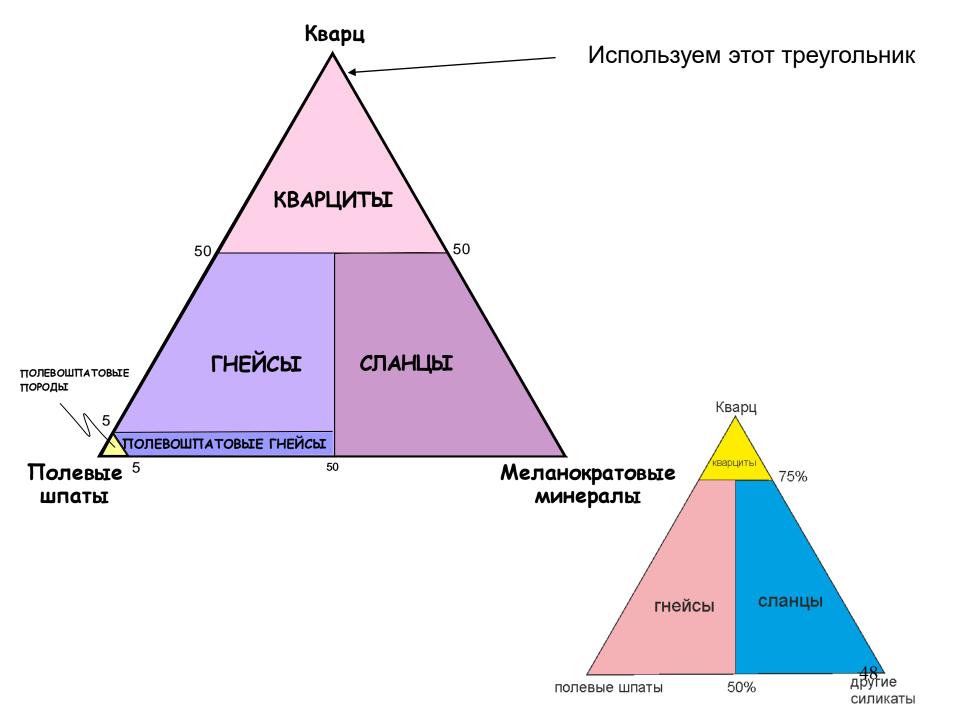
При названии породы учитываются ее текстура и минеральный состав.

Силикатные метаморфические горные породы по наличию или отсутствию ориентированных (директивных) текстур называются:

- Сланцы (обладающие сланцеватой текстурой);
- Гнейсы (обладающие гнейсовидной текстурой)
- Гранофельсы (обладающие массивной текстурой).



Этот треугольник, за исключением поля кварцитов, используется для названия пород с директивными текстурами. При их отсутствии сланцы и гнейсы «превращаются» в гранофельсы. При этом всегда в название выносятся названия всех минералов, присутствующих в породе в количестве >5%, например: мусковитовые кварциты, хлоритмусковитовые кварциты, амфиболдвупироксен-плагиоклазовые сланцы, Меланократов биотитовые гнейсы и т.п. 47



Спасибо за внимание!



Гранатовый амфиболит, состоящий из роговой обманки (черное), плагиоклаза (белое) и граната (красно-коричневое).