

Факультет мультимедийных технологий и фотографии Кафедра математики и физики

Дисциплина «Физика конденсированного состояния» Презентация ТЕМА: «МЕТАМОРФИЗМ»

Выполнила студентка Добровольская Е. А.

Метаморфизм – совокупность процессов минеральных и структурно-текстурных преобразований в твёрдом состоянии существующих пород (протолита) под воздействием эндогенных факторов.

Выделяют две важнейшие особенности процессов метаморфизма:

- Протолит в ходе метаморфических изменений сохраняет твердое состояние (т.е. преобразование пород происходит без их плавления);
- Процесс метаморфизма является субизохимическим – валовый химический состав метаморфической породы и породы, за счёт которой она образовалась (протолита),
 остаются опинаковыми

Основные факторы метаморфизма

<u>Температура.</u> Метаморфические преобразование горных пород происходит в температурном интервале 250 -1100°C.

Давление. Фактор, влияющий на объём горных пород, их плотность, температуру плавления, а так же на коллекторские свойства (способность горных пород пропускать через себя жидкие и газообразные флюиды). Выделяют два его типа - литостатическое (вызванное весом вышележащих пород) и боковое (одностороннее). Стрессовое (или боковое) давление, связанное с тектоническими движениями.

<u>Флюиды</u>. Называются летучие компоненты метаморфических систем. Это вода и углекислый газ, реже кислород, водород, углеводороды, соединения галогенов и некоторые другие.







Метаморфические трансформации начинаются при температуре около 250°С и продолжаются до плавления пород.
 Преобразование с частичным плавлением пород называется ультраметамочиры, при этом из породы выплавляется наиболее легкоплавкая часть по составу

соответствующи

По химическому составу метаморфизм делят:

 Изохимический метаморфизм — при котором химический состав породы меняется несущественно.

Неизохимический метаморфизм(метасоматоз)
 для которого характерно заметное изменение химического состава породы, в результате

переноса компон



По размеру ареалов метаморфических пород, их структурному положению и причинам метаморфизма выделяются:

Тип метаморфизма	Факторы метаморфизма		
Региональный	Затрагивает значительные объемы земной коры, и распространен на больших площадях Давления достигают 27 — 60 кбар, (соответствуют глубинам 90 — 180 км, что в 3 — 4 раза превышает мощность континентальной коры), температура составляет 550—900 °C.		
Сверхвысоких давлений			
Контактовый (локальный)	Приурочен к магматическим интрузиям и происходит от тепла остывающей магмы.		
Динамометаморфизм	В зонах разломов, связан со значительной деформацией пород.		
Импактный (ударный)	Падение крупных метеоритов, мощные эндогенные взрывы		
Автометаморфизм	Под воздействием растворов и флюидов, генетически связанных с формирующимися породами		

Метаморфические реакции:

Реакции «дегазации», описываемые схемой минерал = минерал + газ, при которых происходит удаление обладающих высокой подвижностью летучих компонентов.
 Примером такой реакции служит выделение воды при разложении биотита:

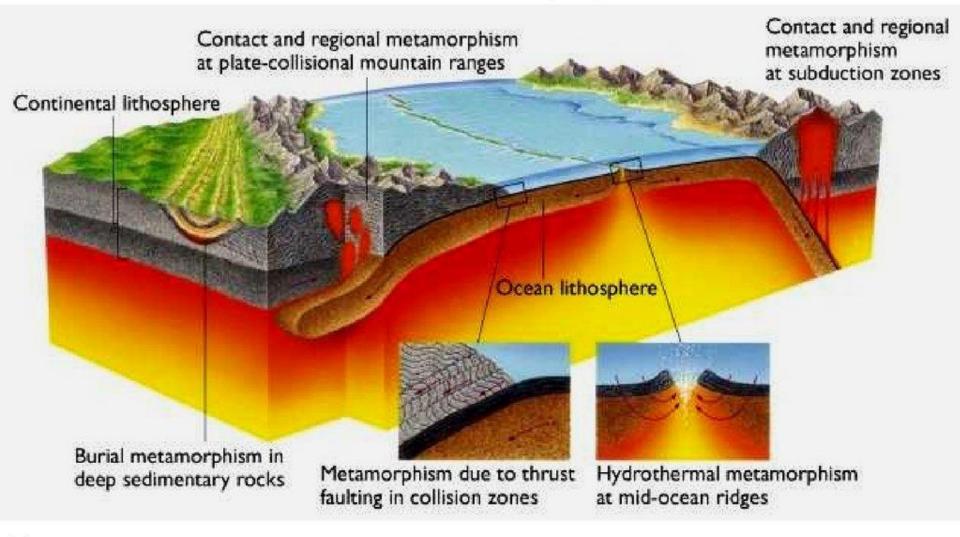
2K(Fe,Mg) ₃ [AlSi ₃ O ₁₀](OH) ₂	+6SiO ₂	2K[AlSi ₃ O ₈]	$+3(Fe,Mg)_2[Si_2O_6] +$	2H ₂ O
биотит	кварц	полевой шпат	гиперстен	

 Реакции минерал - минерал, приводящие к замене одних минералов на другие.

Типы метаморфизма:

- Динамический (или дислокационный)
 метаморфизм протекает в условиях
 значительного стрессового давления и связан с
 зонами тектонических разломов, где
 происходит дробление, деформация и
 перекристаллизация пород.
- Контактовый метаморфизм изменение минерального состава или перекристаллизация минералов горной породы под действием тепла магматических тел в их приконтактной области, характеризуется низкими давлениями, свойственными малым и средним глубинам (1-15 км). При увеличении глубины и давления температурные градиенты уменьшаются, зоны контактового метаморфизма разрастаются.
- Региональный метаморфизм охватывает обширные площади.

Типы метаморфизма



Два главных типа метам-ма в тектонически активных регионах:

(1) Контактовый

(2) Региональный метаморфизм

Достижение термодинамических условий, необходимых для начала метаморфизма, может достигаться двумя путями:

- Метаморфизм погружения: прогибание территорий, погружением пород на значительную глубину, где высокая температура достигается за счёт геотермического градиента, а давление за счёт веса вышележащих пород. Осуществляются лишь низкотемпературные метаморфические преобразования, соответствующие начальным этапам метаморфизма.
- Динамотермальный метаморфизм: процессы глубокого метаморфического преобразования протекают только при воздействии на погружённые породы горячих глубинных флюидов, поступающих из мантии при активизации







Фации метаморфизмов

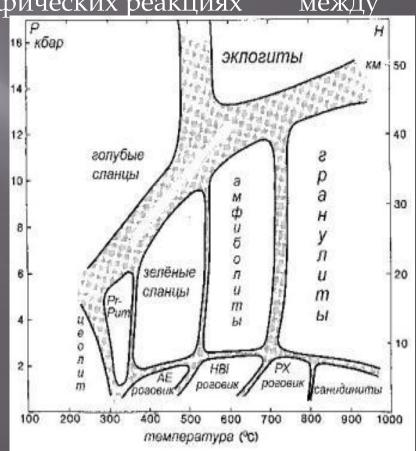
Фация - совокупность метаморфических горных пород различного состава, отвечающих определённым условиям образования по отношению к основным факторам метаморфизма (температуре, литостатическому давлению и парциальным давлениям летучих компонентов во флюидах), участвующих в метаморфических реакциях между

минепапами

Pr-Pum – пренитпумпелиитовая фация.

Роговики: *AE* – альбитэпидотовые, *HBl* – роговообманковые, *PX* – пироксеновые.

Заштрихованы - промежуточные группы.



главные группы: фации контактового метаморфизма и фации регионального

Фации контактового метаморфизма соответствуют фациям низкого давления – высоких температур. Типичным породами являются роговики, что и определило название фаций: альбит-эпидот-роговиковая - роговообманково-роговиковая - пироксен-роговиковая, а также санидиновая (характерна для включений в лавах и контактовых зонах «сухих» горячих интрузивов). В составе участвуют андалузит*, брусит*, диопсид*, гроссуляр*, шпинель, анортит, волластонит,



 Фации регионального метаморфизма формируются в условиях пропорционального изменения температуры и давления. К ним относятся следующие: Пренит-пумпеллиитиовая. Характерные минералы: серицит, тальк, хлорит, серпентин, кварц. Типичные породы – «зеленокаменные породы» (слабо метаморфизованные базальтоиды, андезиты*, габбро*), филлиты*, тальк-хлоритовые



 ■ Фация зелёных сланцев. Характерно наличие низкотемпературных гидроксилсодержащих минералов (хлорит, тальк и пр.), альбита*, амфибол* с крайне низким содержанием алюминия.

Переходя к рассмотрению более высокотемпературных фаций нужно отметить, что их образование происходит при участии глубинных флюидных потоков. Критической реакцией, отражающей переход к эпидот-амфиболитовой фации, может

Эпидот-амфиболитовая фация. Для этой фации типичны обыкновенная роговая обманка*, эпидот*, гранат*, олигоклаз*, слюды. Типичные породы – сланцы и гнейсы, эпидотовые





Амфиболитовая фация. Присутствуют мусковит, биотит, кварц, калиевый полевой шпат, андалузит, силлимонит, обманка и плагиоклаз. Типичные породы – слюдяные гнейсы и сланцы, амфиболовые гнейсы, роговообманковые амфиболиты, мраморы. В высокотемпературной зоне происходит частичное плавление с образованием мигматитов – пород, образующихся в условиях частичного плавления и вследствие этого состоящих из нерасплавленного субстрата и кристаллизовавшегося в виде полос или линз гранитоидного расплава.