

www.salamnu.com

سایت مرجع دانشجوی پیام نور

- ✓ نمونه سوالات پیام نور : بیش از ۱۱۰ هزار نمونه سوال همراه با پاسخنامه تستی و تشریحی
- ✓ کتاب ، جزو و خلاصه دروس
- ✓ برنامه امتحانات
- ✓ منابع و لیست دروس هر ترم
- ✓ دانلود کاملا رایگان بیش از ۱۴۰ هزار فایل مختص دانشجویان پیام نور

www.salamnu.com

دانشگاه پیام نور

گروه زمین شناسی

نام درس: ژئوشیمی

تعداد واحد: ۳

نام منبع: اصول ژئوشیمی ، میسون و مر ،

مترجم محمد بهرامی، انتشارات دانشگاه پیام نور

تهیه اسلاید : جمشید احمدیان

طرح درس

مقدمه

زمین در ارتباط با کیهان
ساختار و ترکیب زمین
ترمو دینامیک و شیمی بلورها
ماگماتیسم و سنگهای آذرین
رسوبگذاری و سنگهای رسوبی
دگرگونی به عنوان فرایندی ژئوشیمیایی

اهداف درس

آشنایی با تاریخچه ژئوشیمی
آشنایی با منظومه شمسی
بررسی ساختمان زمین
آشنایی با مفاهیم بنیادی ترمودینامیک
بررسی ژئوشیمی سنگهای آذرین، رسوبی و
دگرگونی

جاپگاه درس

ژئوشیمی یکی از دروس اصلی دوره کارشناسی رشته زمین‌شناسی است که پیش نیاز دروس متعددی نظیر پترولولوژی و زمین‌شناسی اقتصادی می‌باشد.

فصل اول

مقدمه

در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:

موضوع ژئوشیمی

تاریخچه ژئوشیمی



Encarta Encyclopedia, NASA/Science
Source/Photo Researchers, Inc.

موضوع ژئوشیمی

علمی است که با شیمی کل زمین و بخش های سازنده آن مرتبط است.

به عبارت دیگر علمی است که با توزیع و مهاجرت عناصر شیمیایی در محدوده زمین ، در فضا و زمان سروکار دارد.

تاریخچه ژئوشیمی

تاریخچه ژئوشیمی شامل بخش بزرگی از تاریخ علوم شیمی و زمین‌شناسی می‌شود اما به طور عمده در قرن بیستم توسعه یافته است.

فصل دوم

زمین در ارتباط با کیهان

در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:



ماهیت جهان
منظومه شمسی
شخانه ها
فراوانی عناصر در فضا
شكل گیری جهان

Encarta Encyclopedia, NASA/Science Source/Photo Researchers, Inc.

جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

ماهیت جهان

زمین بخشی از منظومه شمسي است. اين منظومه شامل خورشيد، سیارات و اقمار شان، سیارک ها ، ستاره هاي دنباله دار و شهاب سنگ ها است.

سن جهان

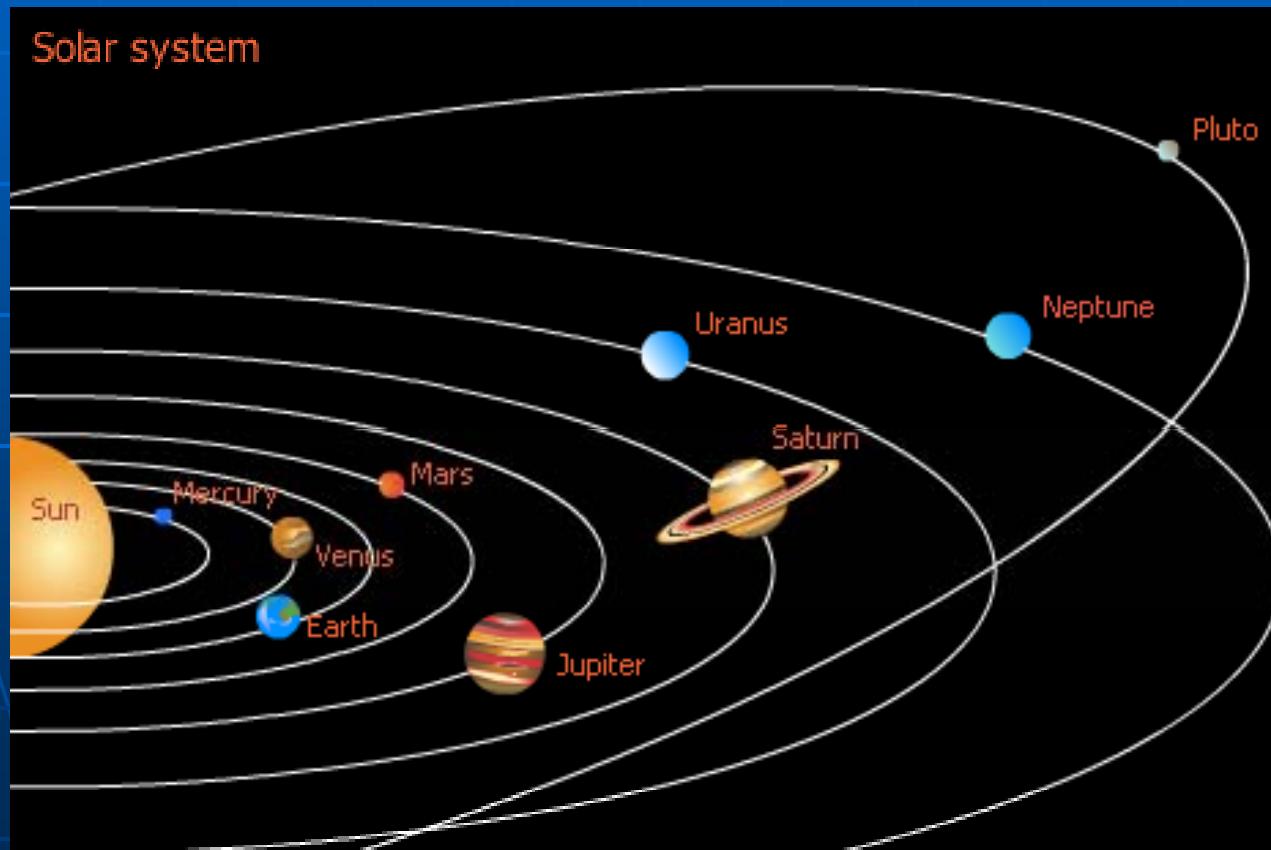
سن نجومی جهان را در حدود ۱۶ میلیارد سال تعیین می کنند.
سن عناصر از زمانی به حساب می آید که سری های رادیواکتیو تماماً از عناصر مادر تشکیل شده بودند.

سن زمین $4/4$ میلیارد سال تعیین شده است که برابر سن
شهاب سنگها و نیز سنگهای کره ماه است.

سن قدیمیترین سنگهای کشف شده زمین در منطقه ای در
آفریقا $3600 - 3000$ میلیون سال تعیین شده است.

ماهیت منظومه شمسي

منظومه شمسي با همه عظمت در مقایسه با کل جهان کم اهمیت است.



مهمترین نظام های منظومه شمسی

- ۱- خورشید بیش از ۸/۹۹ جرم منظومه را به خود اختصاص داده در حالی که ۲٪ ممان زاویه ای را دارا می باشد.
- ۲- سیارات همگی در یک جهت و در مدار های بیضوی به دور خورشید می گردند.

۳- سیارات در همان جهتی که به دور خورشید می چرخد
به دور خود نیز می چرخد.(به جز اورانوس و زهره که
دارای چرخش معکوس هستند.)

۴- فاصله سیارات دارای نظم خاصی است ، که از قانون باد
پیروی می کند.

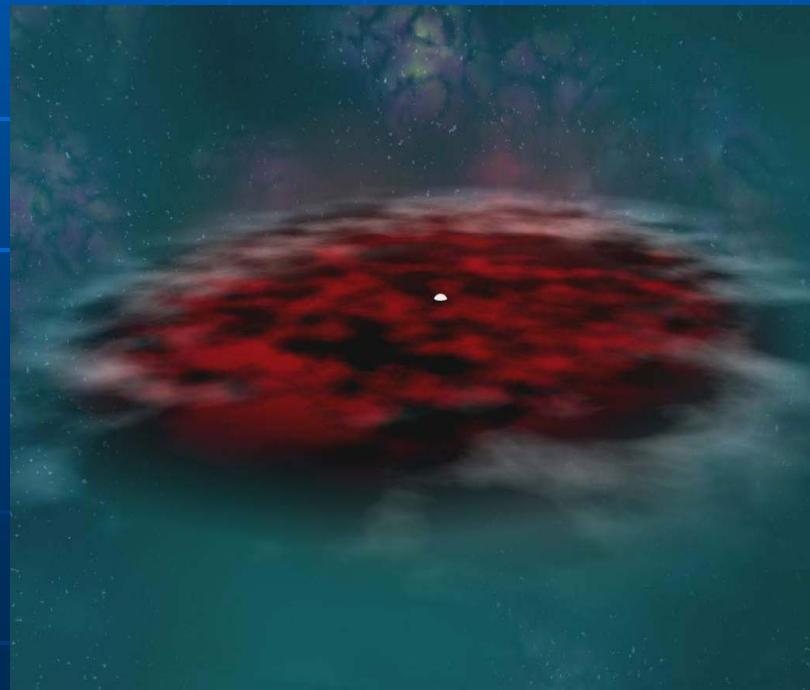
منشأ منظومه شمسي

طبق نظر اکثر دانشمندان منشأ منظومه شمسي يك سحابي اوليه بوده است ، اما در چگونگي جدایش سیارات از آن اختلاف نظر وجود دارد . از مهمترین این نظریه ها تفکرات کلارک ، لاپلاس و فون ویتساکر است .

نظریه فون ویتساکر

سحابی اولیه با سرعت در حال چرخش است و به وسیله هاله ای متشکل از ذرات جامد و گاز احاطه شده است. در این هاله، مرکزی شبیه گرداب ایجاد می شود که موجب اجتماع مواد و در نهایت تشکیل سیارات می شود.

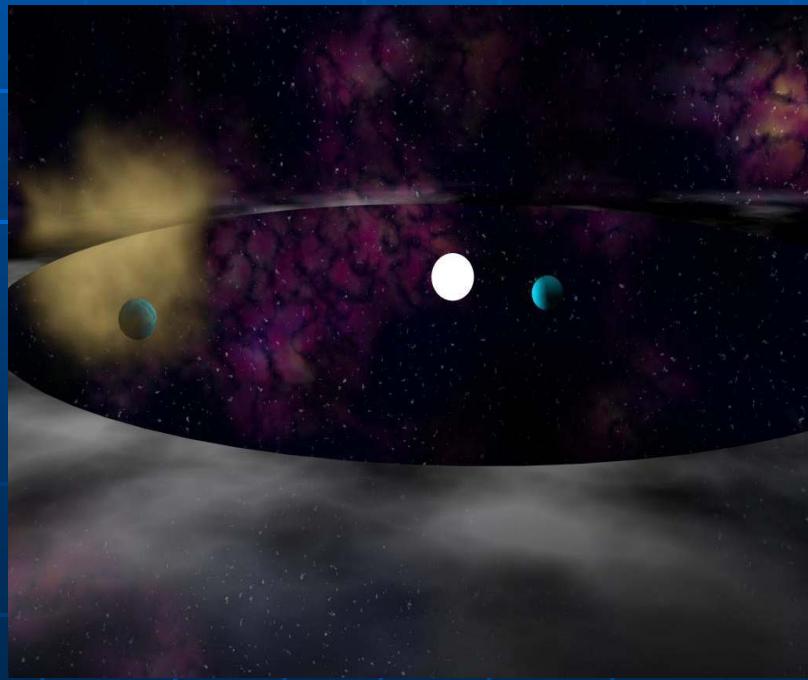
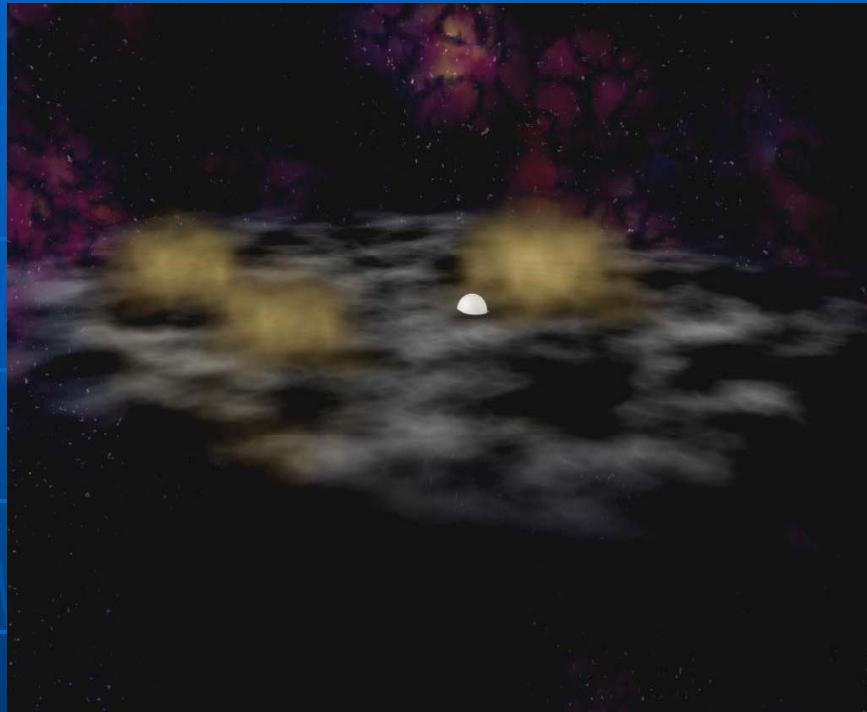
سحابی اولیه



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

Courtesy JPL <http://cougar.jpl.nasa.gov/HR4796/anim.html>

تشکیل سیارات



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

TWO PLANET FORMATION SCENARIOS

Accretion model



Orbiting dust grains accrete into "planetesimals" through nongravitational forces.



Planetesimals grow, moving in near-coplanar orbits, to form "planetary embryos."



Gas-giant planets accrete gas envelopes before disk gas disappears.



Gas-giant planets scatter or accrete remaining planetesimals and embryos.

Gas-collapse model



A protoplanetary disk of gas and dust forms around a young star.



Gravitational disk instabilities form a clump of gas that becomes a self-gravitating planet.



Dust grains coagulate and sediment to the center of the protoplanet, forming a core.



The planet sweeps out a wide gap as it continues to feed on gas in the disk.

NASA and A. Field (STScI)

ترکیب شیمیایی جهان

فراوانی نسبی عناصر مختلف در همه جایی جهان تقریباً یکسان است. کمتر اتفاق افتاده عنصری که وجود آن روی زمین شناخته نشده باشد، در جای دیگری کشف شود.

ترکیب شیمیایی خورشید

حدود ۷۰ عنصر در طیف خورشید مشخص شده است، بقیه عناصر جدول تناوبی به واسطه فراوانی کم مشاهده نشده اند.

فراوانترین عناصر در اتمسفر خورشید هیدروژن و هلیوم هستند.

ترکیب شیمیایی سیارات

سیارات منظومه شمشی را به دو دسته چگالی بالا(سیارات درونی) و کم چگالی(سیارات بیرونی) تقسیم می کنند.

سیارات درونی:

عطارد فاقد اتمسفر است و چگالی آن مشابه زمین است.

زهره نزدیکترین همسایه ما بوده و اتمسفر بسیار متراکمی دارد که تقریباً به طور کامل از دی اکسید کربن و ازت تشکیل شده است.

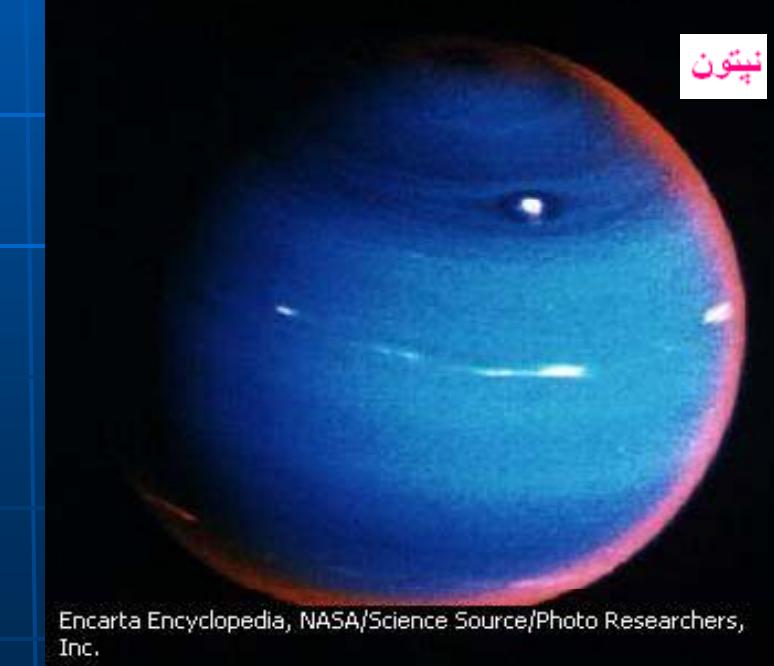
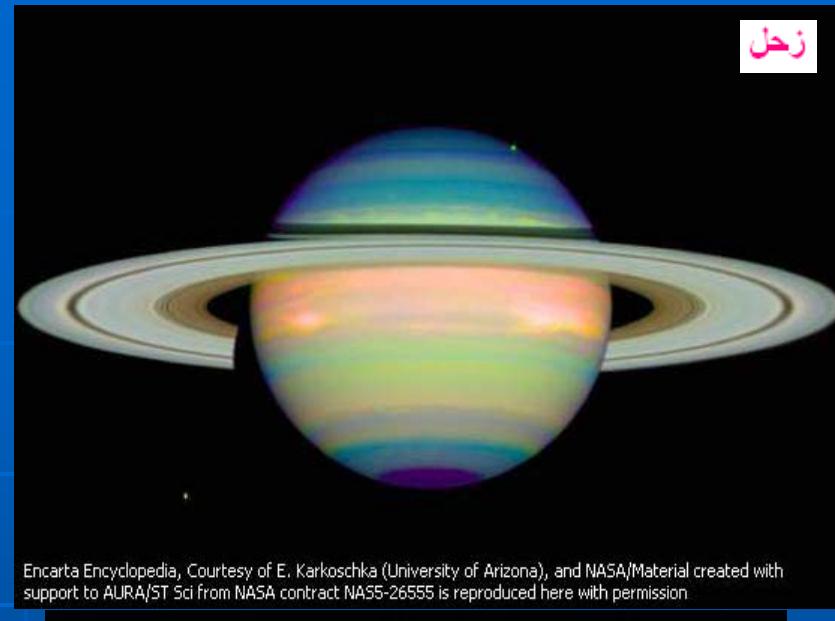
مریخ دارای اتمسفر رقیق است و رنگ آن به واسطه پوشش اکسید آهن، قرمز رنگ است.

سیارات خارجی

مشتری ، زحل ، نپتون و اورانوس دارای خصوصیات مشترک مانند چگالی کم ، اتمسفر ضخیم و فراوانی هلیم و هیدروژن هستند.



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان



جمشید احمدیان - دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

ترکیب سیاره مانند ها (آستروئید ها)

مستقیما نمونه برداری نشده اند اما مطالعات طیف نگاری نشان می دهد که ترکیبی شبیه به کندریت های کربن دار دارند.

Asteroids



© Microsoft Corporation. All Rights Reserved.

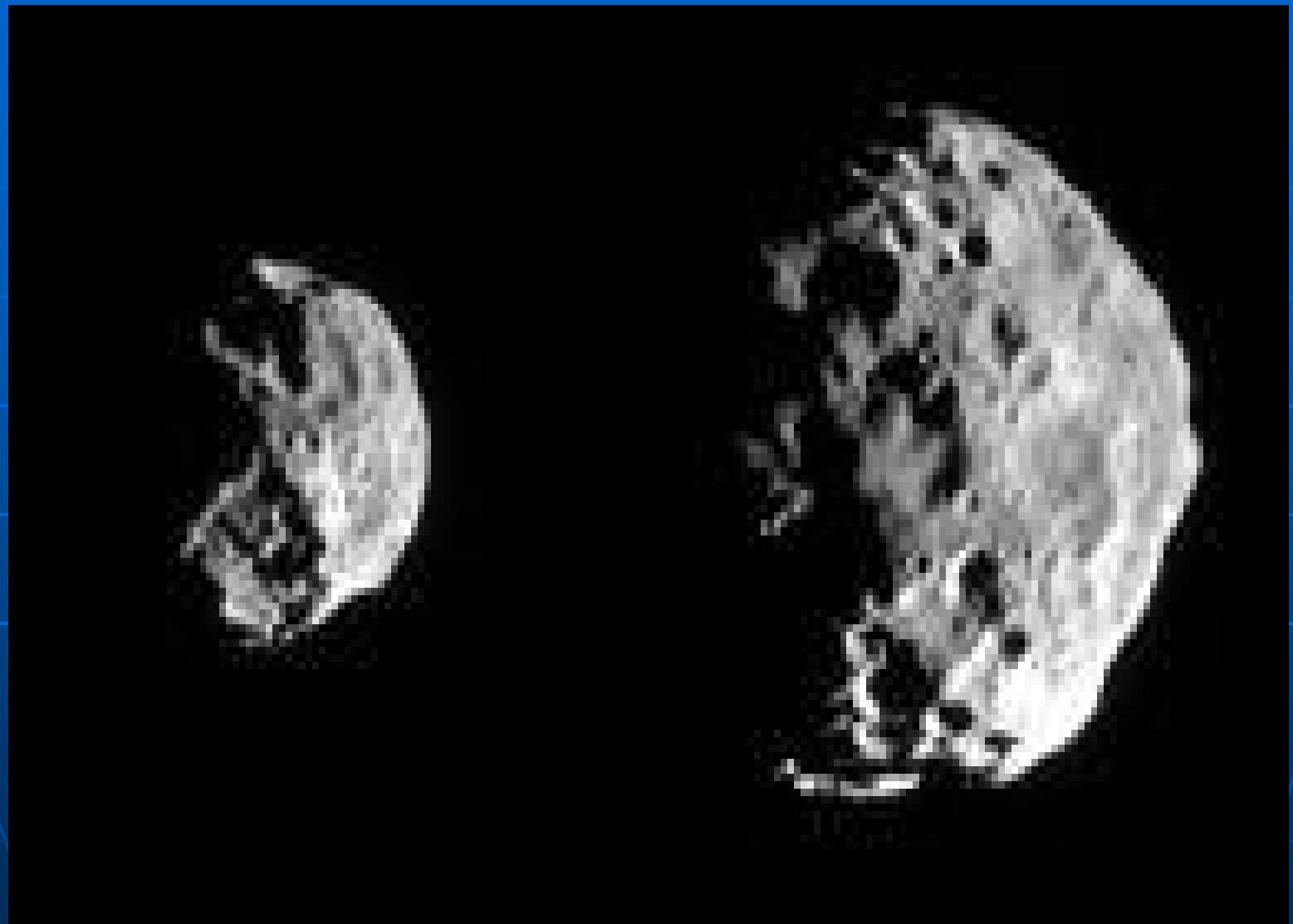
ترکیب شخانه ها

شهاب سنگها(شخانه ها) را به سه دسته تقسیم می کنند:

۱- سیدریت ها یا شخانه های آهni (%۹۸ فلز)

۲- سیدرولیت ها یا شخانه های سنگ آهni (۵۰% فلز ،
۵۰% سیلیکات)

۳- آئرولیت ها یا شخانه های سنگی



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

سیدریت ها

اساسا شامل یک یا دو فاز فلزی نیکل – آهن و معمولاً با مقدار جزئی تروایلیت، شرایبرسیت و گرافیت همراهند.

بخش فلزی ساختار مشخصی موسوم به ویدمن اشتاتن از خود نشان می دهد.

ساختار ویدمن اشتاتن

این ساختار از لایه هایی از کاماسیت (آلیاژی از آهن و نیکل با نیکل حدود ۶%) با حاشیه ای از تانئیت (آلیاژی از آهن و نیکل با نیکل حدود ۳۰%) تشکیل می شود.

انواع سیدریت ها

۱- هگزا هیدریت ها

شخانه های آهنی که به طور کامل از کاماسیت تشکیل شده اند.

۲- آتاکسیت ها

شخانه هایی با نیکل بیش از ۱۴% که بیشتر دارای تانئیت هستند.

سیدرولیت ها

این دسته دارای آلیاژ آهن- نیکل و سیلیکات به نسبت تقریبا مساوی است. و به دو گروه تقسیم می شود:

۱- پالاسیت ها

دارای زمینه پیوسته آهن - نیکل است که دانه های اولیوین را احاطه کرده اند.

۲- مزوسیدریت ها

دارای فاز فلزی ناپیوسته است.

آئرولیت ها

این شخانه ها بر مبنای بافت به دو دسته تقسیم می شوند:

۱- کندریت ها

نام کندریت بر اساس حضور کندریول است که اجسامی کوچک و گرد بوده و بیشتر از اولیوین یا پیروکسن تشکیل شده اند.



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

کندریت های کربن دار

کندریت های کربن دار گروهی از کندریت ها هستند که منحصر به فرد بوده، زیرا تا ۱۰٪ وزنی دارای ترکیبات کمپلکس آلی می باشند. منشأ این ترکیبات آلی، فرازمینی است.



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

۲-ناکندریت ها

ناکندریت ها گروهی از شخانه های سنگی هستند که کندریول نداشته و از نظر ترکیب و بافت مشابه سنگهای آذرین زمینی هستند.

تکثیر ها

شخانه های شیشه ای هستند که از یک شیشه غنی از سیلیس
(مشابه اوپسیدین) تشکیل شده اند.

فراوانی عناصر در فضا

به طور کلی نوعی شباهت بین فراوانی نسبی عناصر در خورشید و سایر نقاط کیهان به چشم می خورد که با بررسی این شباهت ها می توان به موارد مهمی اشاره کرد:

۱- فراوانی عناصر کاهش نمایی و سریع برای عناصر دارای اعداد اتمی پایین (تا حدود ۴۰) را نشان می دهد.

۲- عناصر دارای عدد اتمی زوج فراوانتر از عناصر دارای عدد اتمی فرد واقع در دو طرف خود می باشند. (قانون او و هارکیز)

۳- تغییر فراوانی نسبی عناصری که عدد اتمی آنها بیشتر از نیکل است ، کمتر از عناصری است که عدد اتمی آنها کمتر از عدد اتمی نیکل می باشد.

۴- در محل عدد اتمی ۲۶ یک قله فراوانی بسیار مشخص دیده می شود .

۵- تنها ده عنصر H-He-C-O-Ne-Mg-Si-S-Fe که عدد اتمی همه آنها کوچکتر از ۲۷ است فراوانی قابل ملاحظه ای دارند ، و از این میان هیدروژن و هلیم از هشت عنصر دیگر بسیار فراوان تر هستند.

فراوانی مطلق عناصر به خواص هسته ای آنها بستگی دارد تا
به خواص شیمیایی آنها

هر عنصر منحصر از روی تعداد پروتون های موجود در
هسته آن (Z) مشخص می شود.

$$A=Z+N$$

A جرم اتمی

Z عدد اتمی

N تعداد نوترونها

ایزو تون

عناصری با تعدادی نوترون مساوی ولی عدد اتمی و جرم اتمی آنها متفاوت است.

ایزو توب

عناصری که عدد اتمی آنها یکسان اما جرم اتمی متفاوتی دارند.

ایزو بار

عناصری که جرم اتمی آنها یکسان اما عدد اتمی متفاوت دارند.

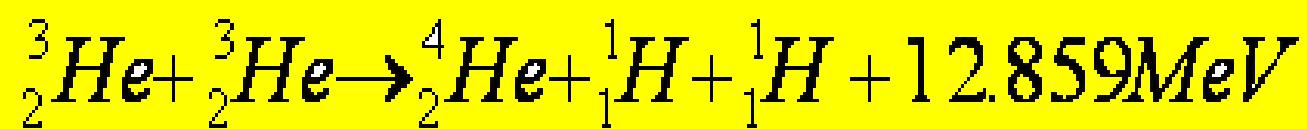
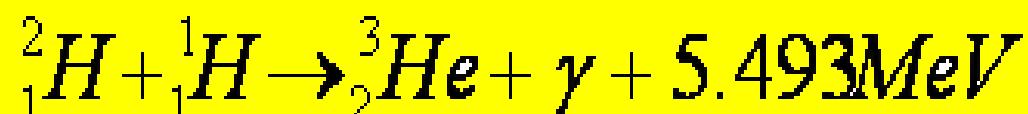
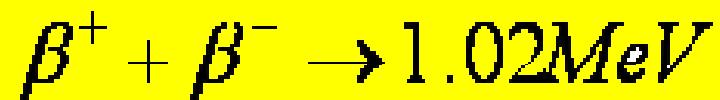
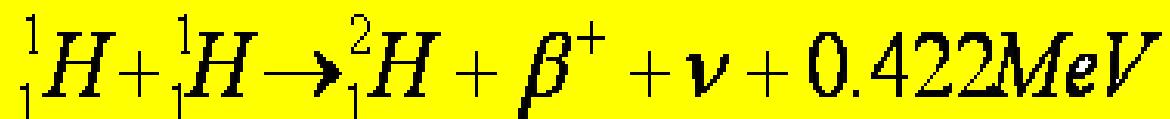
منشأ عناصر

بر طبق نظریه تعادل، فراوانی نسبی عناصر نتیجه یک تعادل ترمودینامیکی منجمد بین هسته های اتمی در دما و چگالی بالا می باشد.

در این مدل ، ماده نخستین با هیدروژن شروع شد که ماده اولیه سازنده ستارگان است، مراحل مختلف سنتز به این شرح است:

۱ - سوختن هیدروژن

هیدروژن به وسیله جندین نوترون گیری پی در پی می سوزد،
تا هلیم تولید شود.



۲- سوختن هلیم

این مرحله از طریق واکنشهای تصادم های سه پیکره یا سه آلفایی صورت می گیرد.

در این فرایند مکانیزمی برای حذف شدن هسته های ناپایدار با جرم $8\text{~}\mu$ فراهم می آورد. در این لحظه از تکامل ستاره، C^{12} به He^4 و He^4 به N^{14} خواهیم داشت.

۳- فرایند آلفا

در هم رفتن بیشتر ستاره، دما و چگالی بیشتری را به دنبال دارد و در این مرحله اکسیژن و کربن می سوزند و سیلیسیم، فسفر و گوگرد تولید می شود.

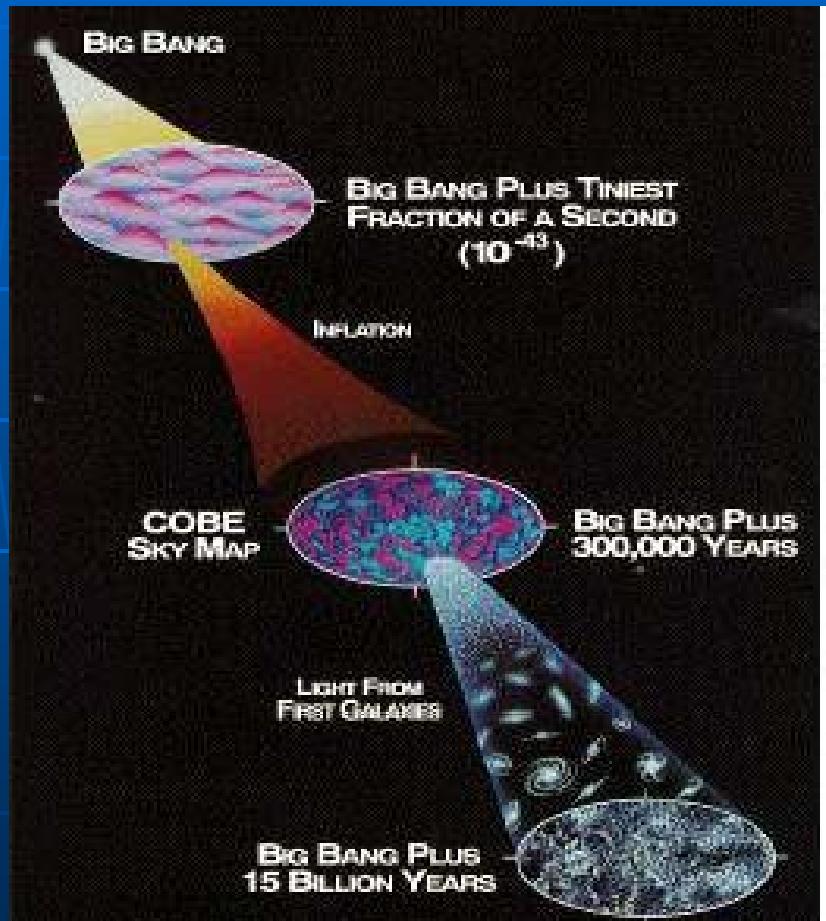
۴- سوختن سیلیسیم

به علت دمای بالا، نرخ واکنش های هسته ای افزایش یافته و عناصر با عدد اتمی بالاتر از سیلیسیم ایجاد می شوند که فراوانترین آنها آهن است.

۵- نوترون گیری کند

در این مرحله عناصر سنگین تر از آهن از طریق به اسارت در آوردن نوترونهای آزاد ایجاد می شوند و عناصر سنگین تا بیسموت به وجود می آیند.

۶- نوترون گیری سریع



در این مرحله ضمن انفجار عظیم
ستاره ای موسوم به سوپر نوا ،
عناصر سنگین تر از بیسموت
ایجاد می شوند.

۷- پروتون گیری سریع

در این مرحله ایزو توپهای کمیاب غنی از پروتون ایجاد می شوند.

۸- فرایند ایکس

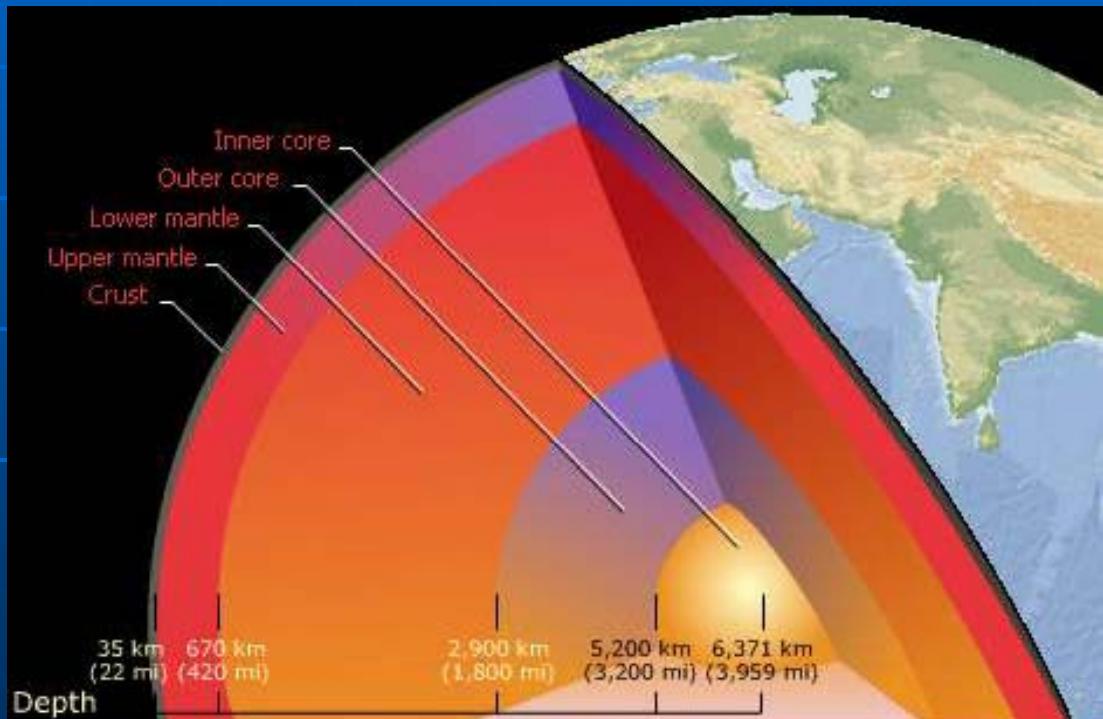
در این مرحله لیتیوم ، برلیم و بور بر اثر در هم شکستن هسته های سبک و فراوان کربن واکسیژن تشکیل می شوند.

فصل سوم

ساختار و ترکیب زمین

در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:

داده های لرزه ای درون زمین
چگالی درون زمین
دمای درون زمین
ساختار درونی زمین
ترکیب شیمیا بی تمام زمین

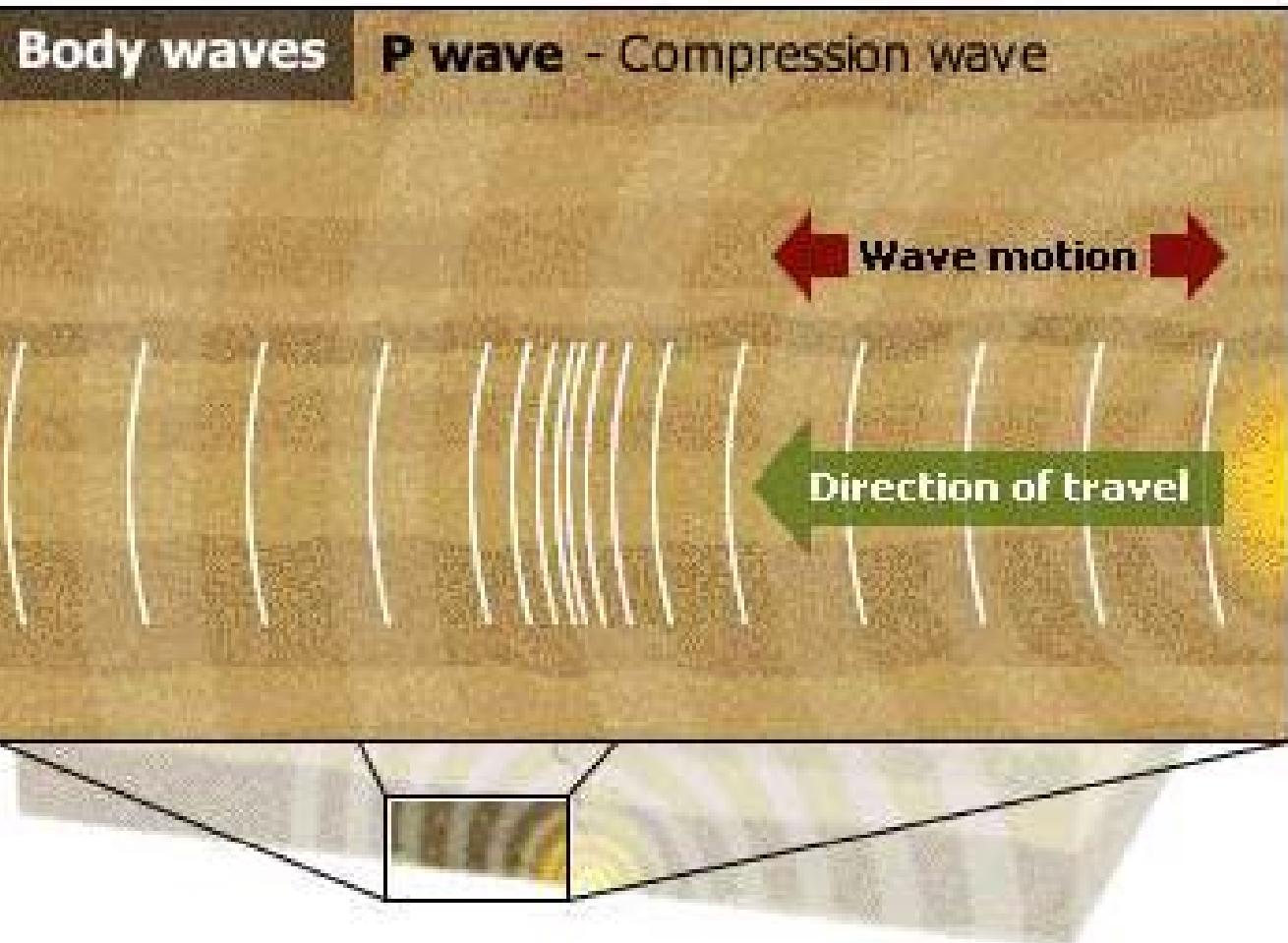


داده های لرزه ای درون زمین

هر زمین لرزه امواج مختلفی را ایجاد می کند که از میان آنها دو نوع موج از درون زمین عبور می کنند:

۱- امواج اولیه یا امواج P

ارتعاش این امواج در جهت انتشار آنها صورت می گیرد. این امواج سریع بوده و اولین امواجی هستند که به وسیله لرزه نگار ثبت می شوند.



© Microsoft Corporation. All Rights Reserved.

۲- امواج ثانویه پا S

سرعت این امواج کند است و جهت ارتعاش آنها عمود بر راستای انتشار آنها است. به این امواج برشی نیز می گویند. امواج برشی قابلیت عبور از مایعات را ندارند.

Body waves S wave - Shear wave

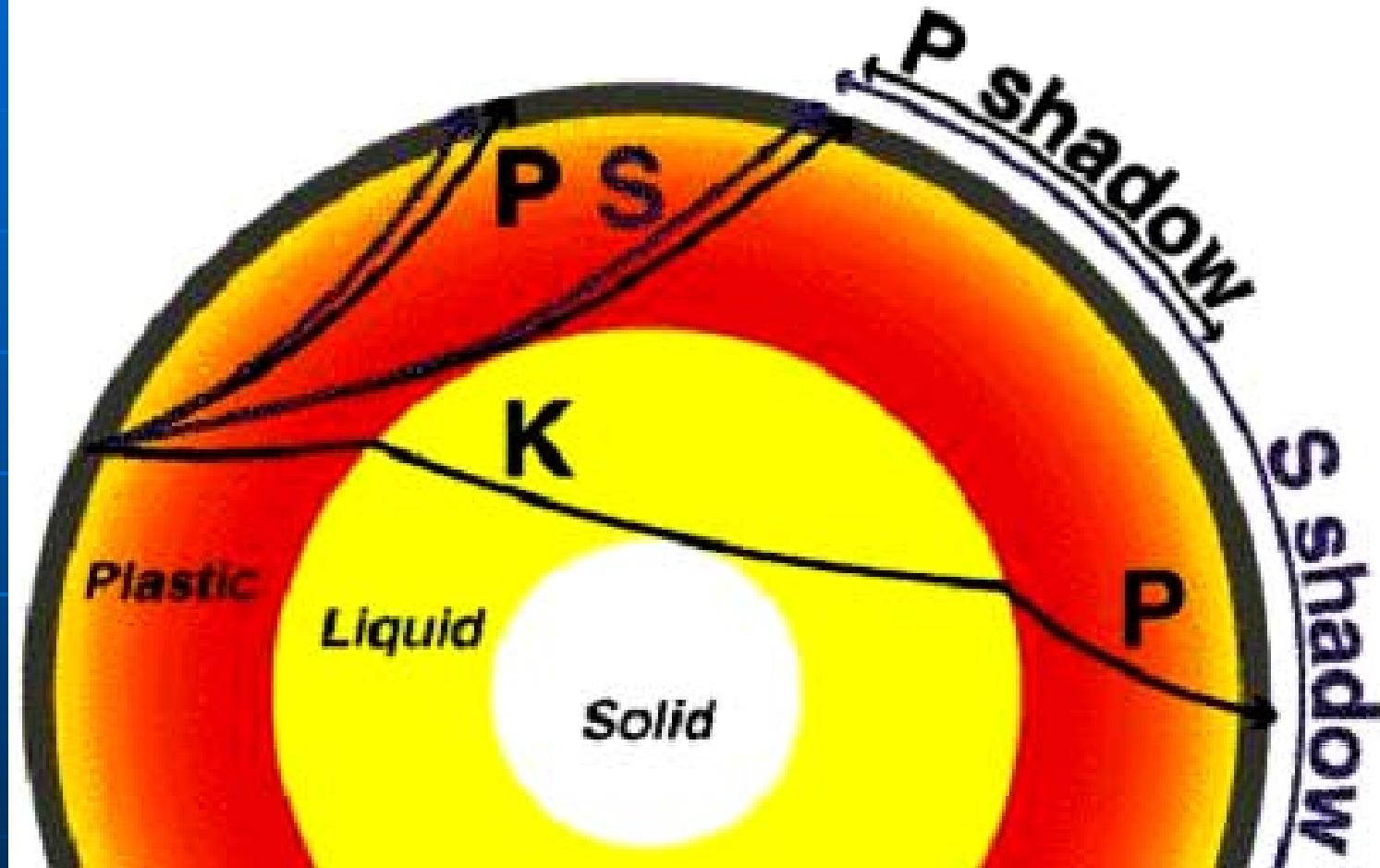
Wave motion



Direction of travel

© Microsoft Corporation. All Rights Reserved.

Seismic waves – Earth's structure

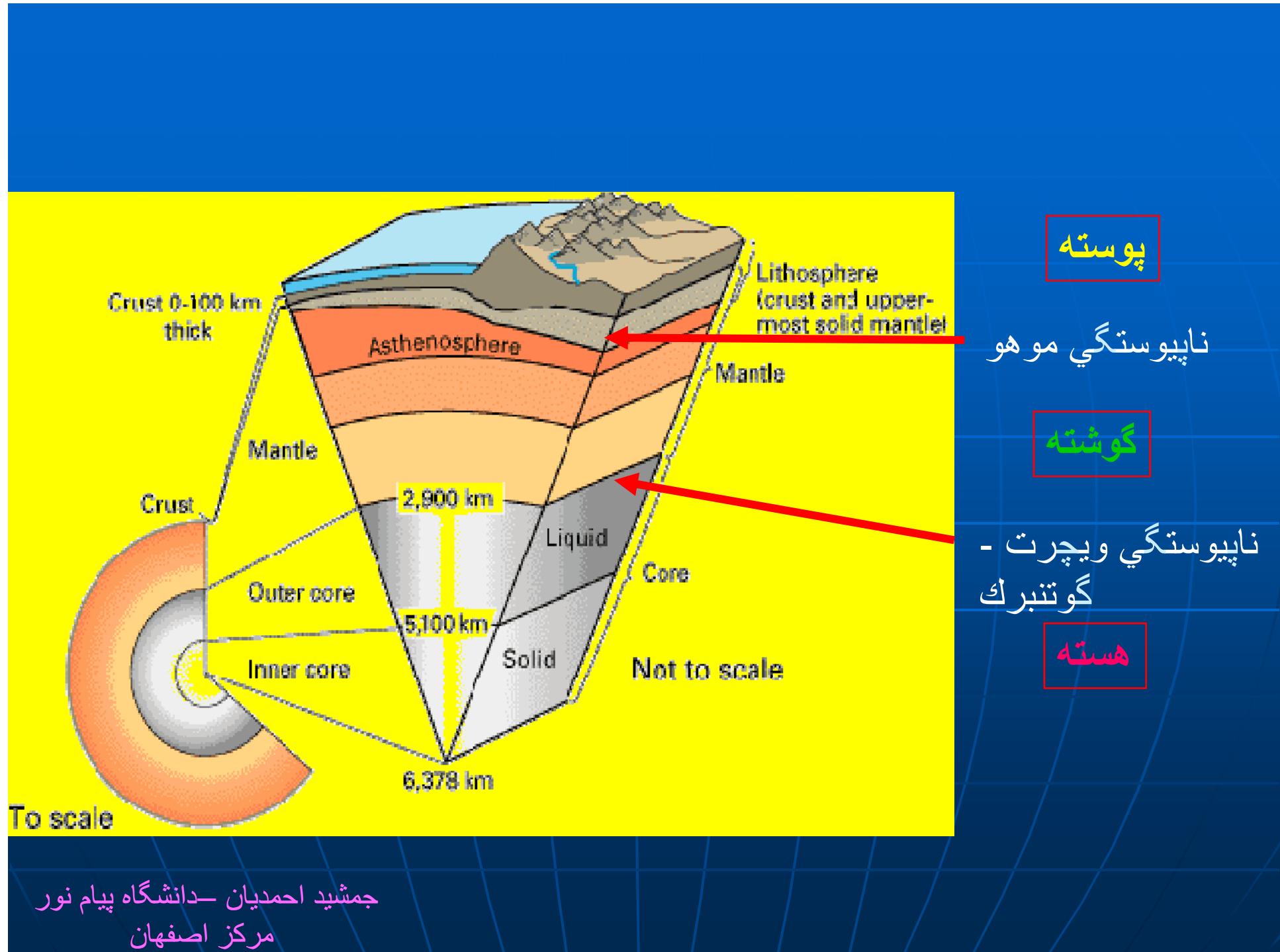


نایپیوستگی های درون زمین

در موقع عبور امواج از درون زمین، بسته به چگالی و ضریب الاستیکی مواد امواج شکسته می شوند. بر این اساس دو نایپیوستگی در درون زمین تشخیص داده شده است.

۱- ناپیوستگی موهورو و چیزک : حد فاصل پوسته و گوشته است .

۲- ناپیوستگی ویژرت - گوتنبرگ : حد فاصل گوشته و هسته است .



چگالی درون زمین

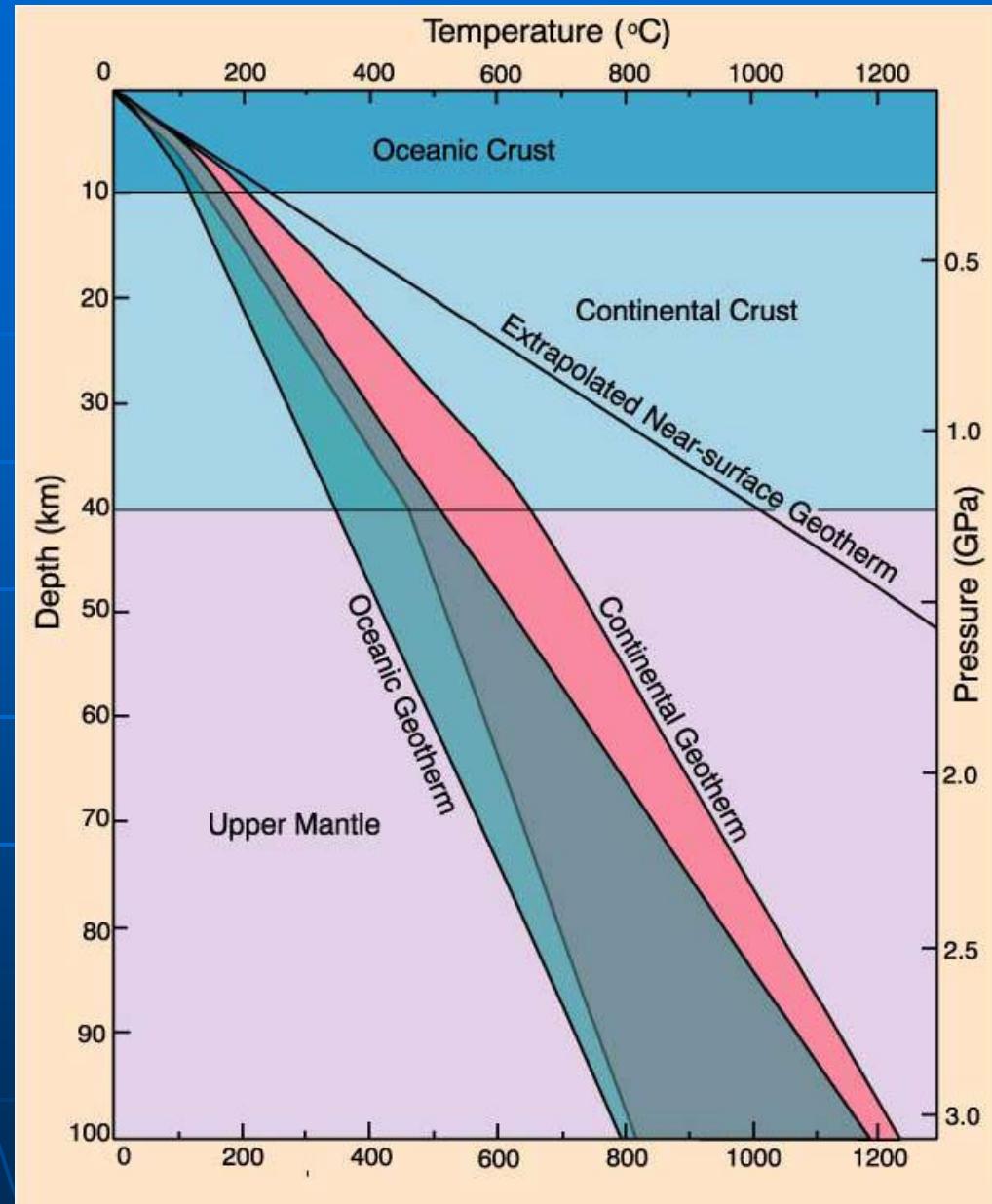
میانگین چگالی سنگ های سطحی حدود $8/2$ است و چگالی کل زمین $5/17$ است. این چگالی زیاد را اینگونه توجیه می کنند:

۱- انقباض و تراکم مواد پوسته ای در فشار های خیلی زیاد در اعماق زمین باعث افزایش چگالی می شود.

۲- حضور موادی با چگالی بالا در درون زمین مانند فلزات سنگین

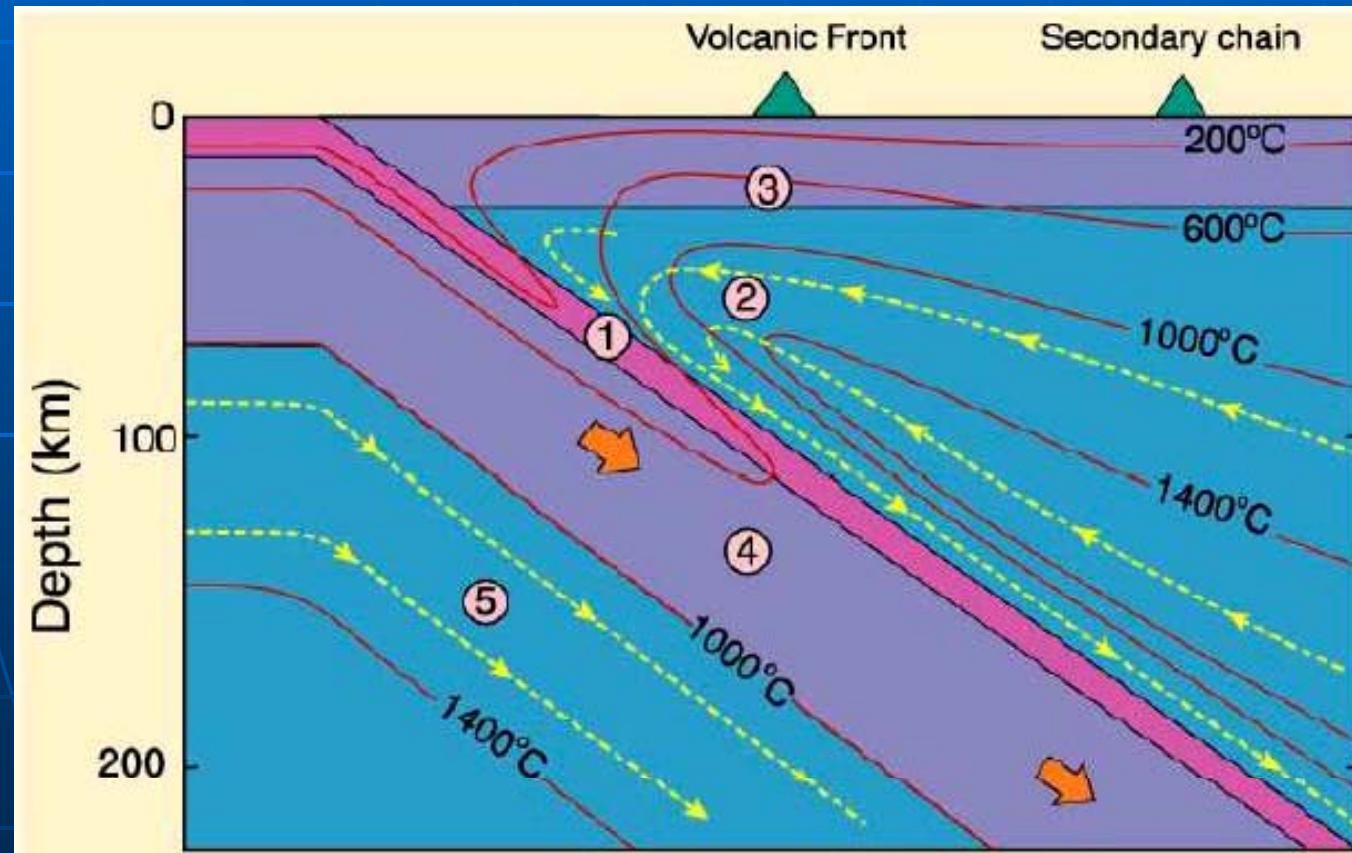
دماهایی درون زمین

از سطح زمین تا اعماق کم، دما همواره با افزایش عمق زیاد می شود اما در اعماق بیشتر شبیب زمین گرمایی یکنواخت می شود.

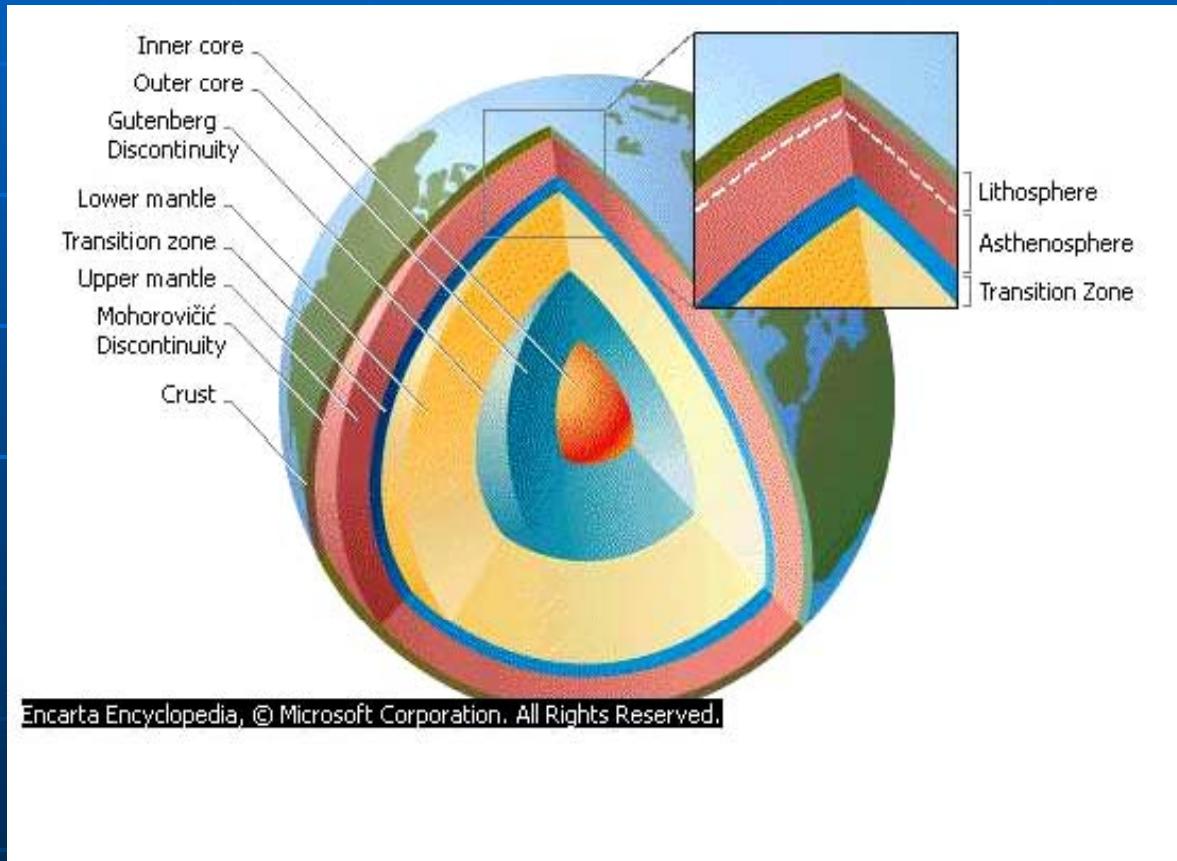


جمشید احمدیان — دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

بیشترین میزان جریان حرارتی در سنگهای پوسته مربوط به محل تیغه های میان اقیانوسی است و کمترین آن مربوط به گودال های اقیانوسی است.



ساختار درونی زمین



بر اساس تفسیر داده های
لرزه ای، زمین به سه
بخش پوسته، گوشه و
هسته تقسیم می شود.

۱ - پوسته

پوسته ناهمگن بوده و ضخامت آن در نقاط مختلف متفاوت است. پوسته در اقیانوس ها از جنس بازالت است ولی در قاره ها از دو لایه گرانیتی در بالا و بازالتی در زیر تشکیل شده است.

۲- گوشه

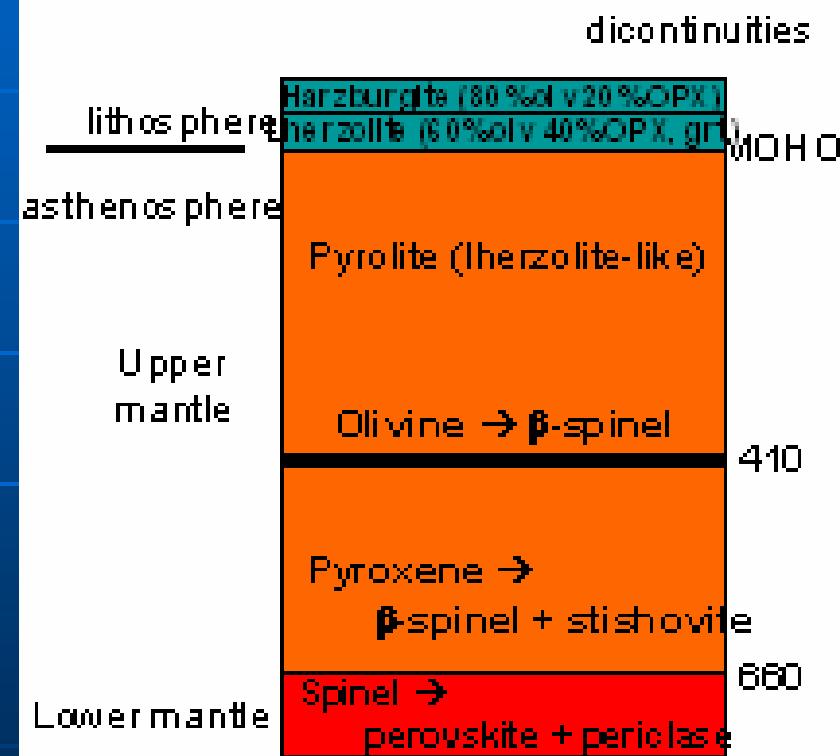
گوشه دارای سه لایه بالایی ، میانی و زیرین است.
منشأ مagmaها ، زمین لرزه های عمیق ، تکتونیک جهانی
و شناوری قاره ها در جبه بالایی و میانی نهفته است.

رینگوود ترکیب جبه بالایی را مخلوطی از یک قسمت بازالت و سه قسمت دونیت در نظر گرفت و آن را پیرولیت نامید.
ذوب پیرولیت باعث تولید ماسه های بازالتی می شود.

دانشمندان ترکیب جبه میانی را مخلوطی از اولیوین و پیروکسن در نظر می گیرند که با افزایش عمق این کانی ها ساختار اسپینل به خود می گیرند.

در جبه پایینی پیروکسن ساختار ایلمنیت و پریکلاز گرفته و باتغیری دیگر ساختار پروفسکیت به خود می گیرد.

ترکیب گوشه



۳ - هسته

هسته از دو بخش بیرونی (مایع) و درونی (جامد) تشکیل شده است. ترکیب اصلی هسته آهن است اما با توجه به چگالی زمین باید مواد سبک تری مانند گوگرد، کربن و سیلیسیم نیز در هسته موجود باشند.

ساختار منطقه ای زمین

برای شناخت ساختار زمین علاوه بر پوسته ، گوشه و هسته باید اتمسفر (پوشش گازی اطراف زمین) ، هیدروسفر (مجموعه آبها) و بیوسفر (مجموعه مواد آلی) را نیز شناخت.

ترکیب شیمیایی پوسته

ترکیب میانگین پوسته در اصل همان ترکیب سنگ های آذرین است و مقدار سنگ های دیگر ناچیز است.

فراوانترین عناصر پوسته که ۹۹٪ فراوانی کل را دارد به ترتیب عبارتند از:

اکسیژن، سیلیسیم، الومینیم، آهن، کلسیم، سدیم، پتاسیم و منیزیم

فراوانی عناصر در پوسته

O – 62.5%
(atomic %)

Si – 21.2%

Al – 6.5%

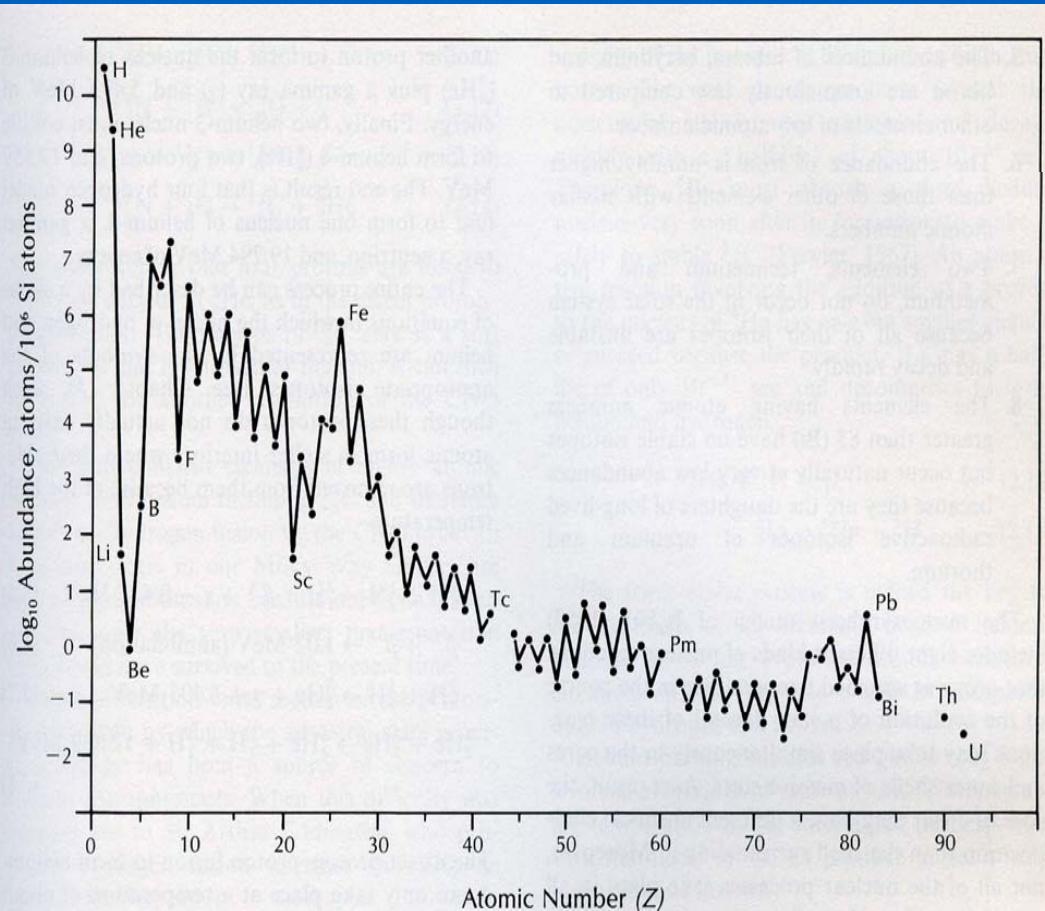
Fe – 1.9%

Ca – 1.9%

Na – 2.6%

K – 1.42%

Mg – 1.84%



ترکیب شیمیایی تمام زمین

ترکیب کل زمین از روی مقادیر نسبی جبه و هسته تعیین می شود. زیرا این دو بخش ۹۹٪ از جرم زمین را تشکیل می دهند.

حدود ۹۰٪ زمین از چهار عنصر آهن، اکسیژن، سیلیسیم و منیزیم تشکیل شده است.

تفرقیق اولیه عناصر

عناصر بر حسب آفینیته (گرایش) نسبی شان به فلز ، سولفید یا سیلیکات ، بین این فاز ها توزیع شده اند.

این مسئله به نوبه خود از روی آرایش الکترونی و پیوند شیمیایی اتمها کنترل می شود.

تقسیم بندی عناصر پر اساس آفینیتہ

آتموفیل

لیتوفیل

کالکوفیل

سیدروفیل

عناصر لیتوفیل

عناصری هستند که به آسانی با هشت الکترون بیرونی ترین پوسته اتم خود تشکیل یون می دهند. این عناصر در پوسته زمین مرکز متتمرکز هستند.

عناصر کالکوفیل

یونهای عناصر این گروه در بیرونی ترین لایه خود دارای ۱۸ الکترون هستند. دهند. این عناصر در گوشه زمین مرکز متتمرکز هستند.

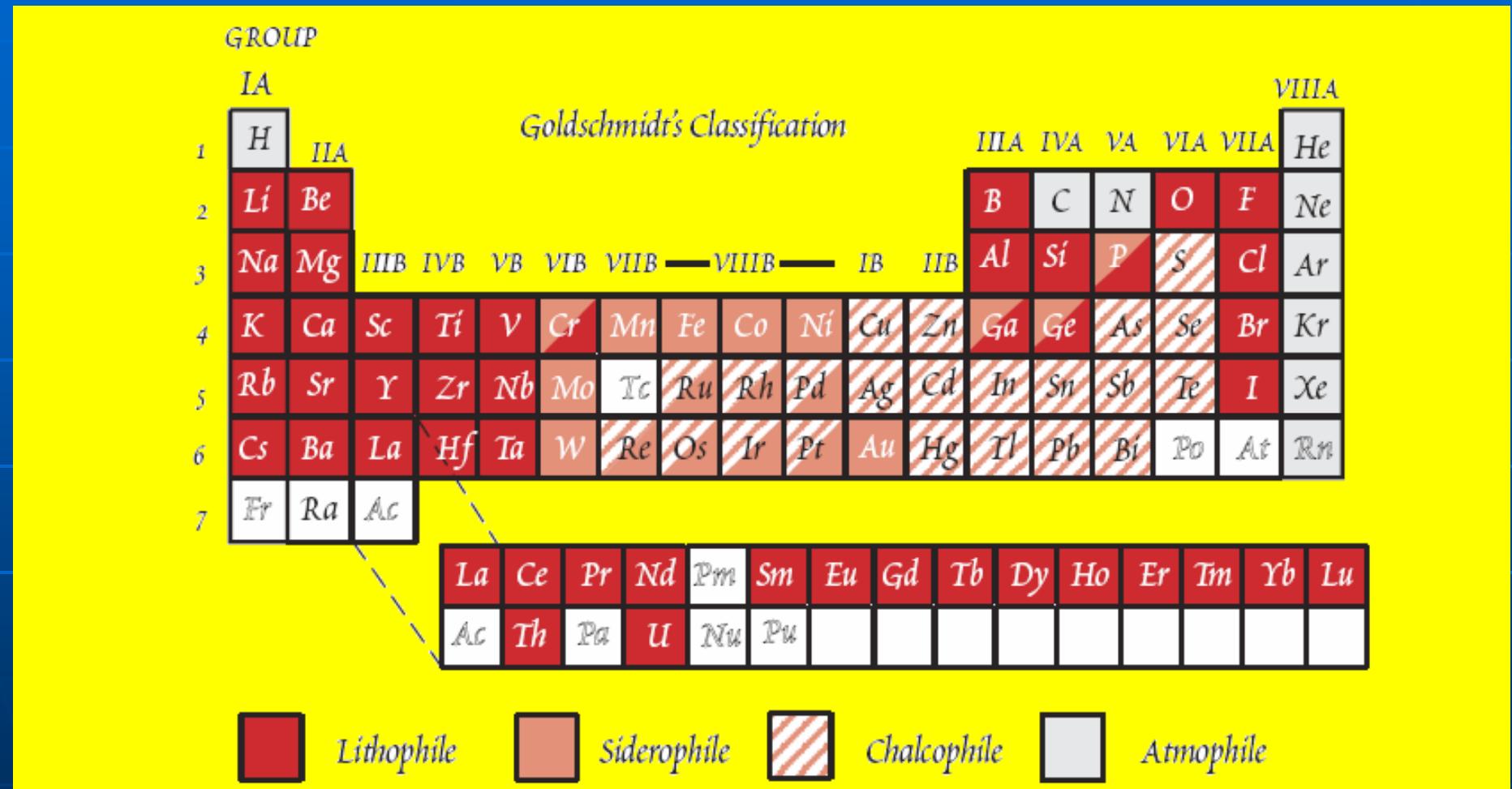
عناصر سیدروفیل

به گروه ۸ جدول تناوبی و عناصر مجاور آن تعلق داشته و بیرونی ترین پوسته الکترونی آنها در بیشتر موارد به طور کامل پر نشده است. دهنده این عناصر در هسته زمین مرکز هستند.

عناصر آتموفیل

تمامی این عناصر سبک بوده و بنابراین تمایل به حضور در اتمسفر را دارند.

مانند هلیم، هیدروژن، آرگون و...

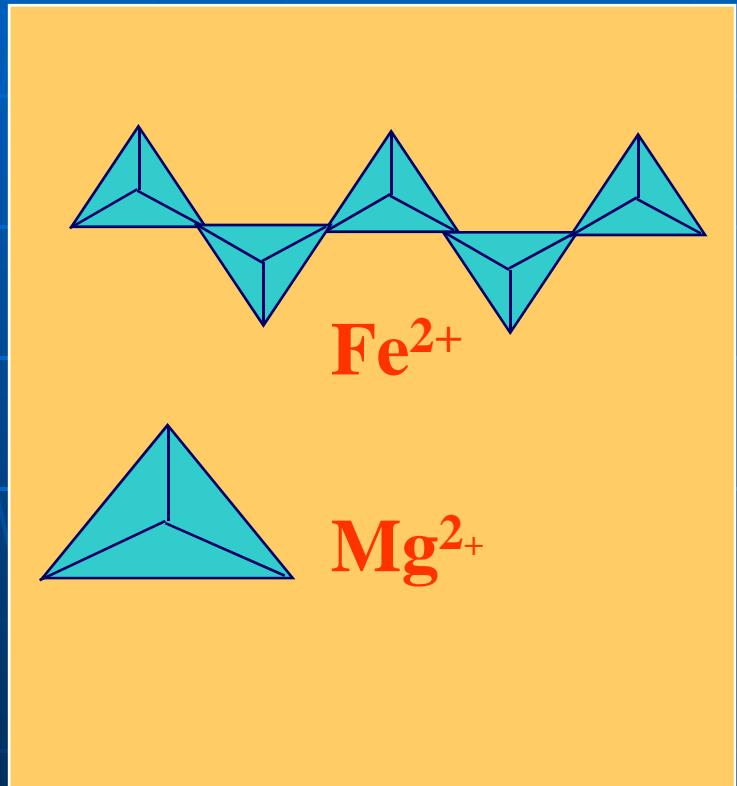


فصل چهارم

ترمو دینامیک و شیمی بلورها

در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:

معادلات ترمودینامیکی
حالات ماده
اصول ساختار بلوری
پلی مورفیسم



معادلات ترمودینامیکی پایه

هر سیستم ترمودینامیکی از روی برخی خواص اساسی مشخص می شود که می توان این خواص را به دو نوع تقسیم کرد:

۱- خواص گسترده (ظرفیتی)

این خواص به مقدار ماده موجود (کمیت) در سیستم بستگی دارند.

مانند: جرم، حجم و آنتالپی

۳- خواص محدود(متمرکز)

این خواص به مقدار ماده موجود (کمیت) در سیستم بستگی ندارند.

مانند: دما ، فشار و پتانسیل شیمیایی

انرژی داخلی (E)

مجموع انواع انرژی های موجود در یک سیستم را انرژی داخلی آن سیستم می نامند.

قوانین ترمودینامیک

دو قانون بسیار مهم در ترمودینامیک وجود دارد که عبارتند از:

۱ - قانون اول ترمودینامیک

انرژی نه ایجاد می شود و نه از بین میرود، بلکه از حالت دیگر تبدیل می شود.

$$dE = dq - PdV$$

۲ - قانون دوم ترمودینامیک

در هر فرایند برگشت پذیر، مقدار تغییر آنتروپی سیستم را می‌توان از روی مقدار حرارت دریافت شده توسط سیستم تقسیم بر دمای مطلق اندازه گرفت.

$$dS = dq/T$$

همچنین از قانون دوم ترمودینامیک نتیجه می‌گیریم که تمامی واکنش‌ها در جهت ازدیاد آنتروپی سیستم است.

آنتروپی همان درجه بی نظمی است که فقط در صفر مطلق (۲۷۳) برابر صفر می‌باشد.

انرژی آزاد گیس (G) و واکنش های برگشت پذیر

اگر واکنش گرها با محصولات در تعادل باشند، تغییرات انرژی آزاد گیس برابر صفر خواهد بود.

اگر واکنش در حال پیشرفت تا مراحل کامل شدن باشد، تغییرات انرژی آزاد گیس یک عدد منفی بزرگ خواهد بود.

اگر واکنش در جهت عکس صورت گیرد ، تغییرات انرژی آزاد گیبس یک عدد بزرگ و مثبت است.

عوامل موثر بر انرژی آزاد گیبس

- ۱- ترکیب واکنش گرها و محصولات
- ۲- حالت تجمع آنها
- ۳- مقادیر نسبی آنها
- ۴- فشار و دما

آنتالپی

آنالپی ظرفیت حرارتی یا
گرمای واکنش است.

$$H = E + PV$$

شرایط تعادل دریاک سیستم

۱- تغییرات انرژی آزاد گیبس برابر صفر باشد.

$$dS = dq/T \quad - 2$$

اصل لوشاتلیه

در یک سیستم در حال تعادل، تغییر در هر یک از عوامل تعیین کننده شرایط تعادل موجب می‌شود که تعادل به جهتی سوق یابد که اثر این تغییر را خنثی کند.

حالات ماده

حالات ماده از بی نظمی کامل اتمی در گازها، تا نظم کامل در بلورها متغیر است.

اگر انرژی کینتیک اتمها به اندازه کافی زیاد شود، بلور سختی خود را از دست داده و ذوب می شود.

در گذشته مایعات را به گازها نزدیکتر می‌دانستند، زیرا در بالای نقطه بحرانی تشخیص بین مایع و گاز غیر ممکن است.

امروزه می‌دانیم که در دما و فشارهای بسیار پایین‌تر از نقطه بحرانی مایعات می‌توانند شبیه جامدات باشند.

شیشه ، یک مایع فوق سرد شده است . یعنی چیزی شبیه بلور یک ماده ، با این تفاوت که در بلور اتمها در یک شبکه ی تناوبی متقارن نظم یافته اند.

شیشه یک حالت نیمه پایدار است که همواره تمایل به بلوری شدن دارد.

اصول ساختار بلوری

اتم ، واحد اصلی تمام ساختمانهای بلوری است. هر اتم می تواند با دیگر اتمها گروهی را تشکیل دهد و این گروه به صورت یک واحد مستقل ساختاری عمل کند.

انواع پیوند بین اتمها

۱- پیوند فلزی

مسئول انسجام موجود در فلزات است.

۲- پیوند یونی یا قطبی

اتصال موجود در نمکهایی مانند کلرید سدیم را ایجاد می کند.

۳- پیوند کوالانسی یا کوردینانس
پیوندی که در بلورهایی مانند الماس دیده میشود.

۴- پیوند بازماندی یا واندر والس
این پیوند انسجام گازهای نجیب هنگام تبدیل به حالت جامد در
دهماهای پایین را سبب می شود.

هترودسمیک

اگر در ترکیب یک ماده بیش از یک نوع پیوند وجود داشته باشد، به آن ترکیب هترودسمیک می گویند.

همودسمیک

به ترکیباتی که فقط یک نوع پیوند دارند، همودسمیک می گویند.

الکترو نگاتیویته می تواند نشانه هایی از خصلات های یونی یا کوالانت یک پیوند شیمیایی را نشان دهد.

کاتیونهایی که الکترو نگاتیویته آنها بیشترین فاصله را از الکترو نگاتیویته اکسیژن دارد ، در ترکیب با این عنصر پیوندی می دهد که بیشترین خصلات یونی را از خود بروز می دهد.

قوانين جدول تناوبی عناصر

The periodic table illustrates the following features:

- Groups:** IA, IIA, IIIA, IVA, VA, VIA, VIIA, VIII.
- Periods:** 1 through 7.
- Blocks:** s-block (IA, IIA), p-block (VIA, VIIA, VIIIA), d-block (Transition Metals), f-block (Rare Earth Elements).
- Elements:** Hydrogen (H), Helium (He), Lithium (Li), Beryllium (Be), Sodium (Na), Magnesium (Mg), Potassium (K), Calcium (Ca), Scandium (Sc), Titanium (Ti), Vanadium (V), Chromium (Cr), Manganese (Mn), Iron (Fe), Cobalt (Co), Nickel (Ni), Copper (Cu), Zinc (Zn), Gallium (Ga), Germanium (Ge), Arsenic (As), Selenium (Se), Bromine (Br), Krypton (Kr), Rubidium (Rb), Strontium (Sr), Yttrium (Y), Zirconium (Zr), Niobium (Nb), Molybdenum (Mo), Technetium (Tc), Ruthenium (Ru), Rhodium (Rh), Palladium (Pd), Silver (Ag), Cadmium (Cd), Indium (In), Tin (Sn), Sb, Tellurium (Te), Iodine (I), Xenon (Xe), Cesium (Cs), Barium (Ba), Hafnium (Hf), Tantalum (Ta), tungsten (W), Rhenium (Re), Osmium (Os), Iridium (Ir), Platinum (Pt), Gold (Au), Mercury (Hg), Thallium (Tl), Lead (Pb), Bismuth (Bi), Polonium (Po), Astatine (At), Francium (Fr), Radium (Ra), Ununtrium (Unq), Ununpentium (Unp), Ununhexium (Unh), Ununseptium (Uns), Ununoctium (Uno), Ununennium (Une), Ununennium (Uun).
- Rare Earth Elements:** Lanthanide Series (La-Lu), Actinide Series (Ac-Lr).

جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

۱- شعاع یونی عناصری که در یک گروه از جدول تناوبی جای دارند، با افزایش عدد اتمی عناصر زیاد می شود.
مانند:

Be	Mg	Ca	Sr	Ba
۹/۲۷	۷۲/۰	۱	۱/۱۳	۳۶/۱

۲- در یونهای مثبت دارای ساختمان الکترونی مشابه ، شعاع یونی همراه با افزایش بار الکتریکی کاهش می یابد.

Na	Mg	Al	Si	P	S
۱ / ۲۰	۷۲ / ۰	۵۳ / ۰	۴ / ۰	۰ / ۱۷	۱۲ / ۰

۳- برای هر عنصری که دارای چندین ظرفیت است و به عبارت دیگر یونهایی با بارهای الکتریکی مختلف ایجاد می‌کند، هر چه بار مثبت روی یون بیشتر باشد شعاع کوچکتر است.



۸۲٪



۶۵٪



۵۴٪

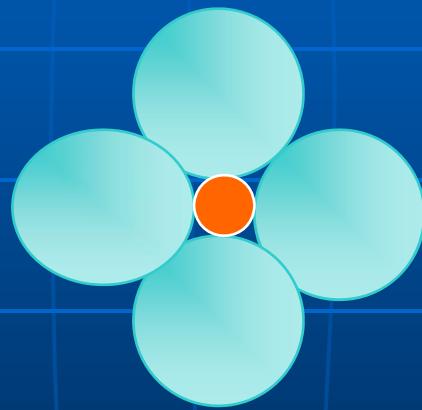
انقباض لانتانیدی

عناصر نادر خاکی یک تناقض در مورد قانون اول هستند.
زیرا شعاع یون های سه ظرفیتی آنها با افزایش عدد اتمی
کاهش می یابد. به این پدیده انقباض لانتانیدی می گویند.

دلیل ایجاد انقباض لانتانیدی

علت این امر ایجاد یک پوسته الکترونی درونی ، به جای افزایش یک پوسته جدید است . در نتیجه افزایش بار هسته باعث افزایش کشش واردہ بر روی الکترون های بیرونی شده و کاهش موثری در شعاع یونی به وجود می آورد.

در ساختمان یونی، هر یون تمایل دارد که به وسیله یون های با بار مخالف احاطه شود. تعداد یون هایی که می توانند در اطراف یک یون مرکزی اجتماع کنند، بستگی به نسبت شعاعی دو یون دارد.



رابطه بین نسبت شعاعی و عدد کوردیناسیون

نسبت شعاعی کاتیون به آنیون	ترتیب قرار گرفتن آنیونها در اطراف کاتیونها	عدد کوردیناسیون
۱۵/-۰-۲۲/۰	گوشه های یک مثلث متساوی الاضلاع	۳
۲۲/-۰-۴۱/۰	گوشه های یک چهار وجهی	۴
۴۱/-۰-۷۳/۰	گوشه های یک هشت وجهی	۶
۷۳/-۰-۱	گوشه های یک مکعب	۸
۱	متراکم ترین بسته بندی	۱۲

عوامل موثر بر عدد کور دیناسیون

کور دیناسیون تا حدی توسط دما و فشار کنترل می شود. دمای بالا

و فشار پایین ، اغلب وقوع کور دیناسیون های پایین را ایجاب می نماید. در حالی که دمای پایین و فشار بالا کور دیناسیون های بالاتر را ایجاب می کند.

ایزومورفیسم

به ترکیباتی که دارای فرمول مشابه هستند و ساختار بلوری شبیه به هم دارند ایزومورف می گویند.

مانند:



نیترات سدیم



کلسیت

عامل اصلی در ایزومورفیسم، شباهت در اندازه نسبی یونهای مختلف است و به شباهت شیمیایی مرتبط نیست.
مانند کانی های برلینیت و کوارتز که ایزومورف هستند.



جاپگزینی اتمی

جاپگزینی یک عنصر به وسیله عنصر دیگر بسیار رایج است و به صورت های مختلف انجام می شود.

۱- محلول جامد جانشینی

یو نهایی موجود در ساختمان بلوری می توانند بدون ایجاد بهم ریختگی جدی ، به وسیله یون دیگری با شعاع مشابه جایگزین شوند.

مانند اولیوین که به صورت محلول جامدی از فورستریت و فایالیت است. این محلول جامد در الیوین ناشی از جانشینی منیزیم و آهن است.



شرایط ایجاد محلول جامد جا نشینی

- الف) اختلاف بار الکتریکی یونها بیشتر از یک نباشد.
- ب) تفاوت شعاع یونها از ۱۵٪ تجاوز نکند.
- ج) هر قدر دما بالاتر باشد جایگزینی بیشتر صورت می‌گیرد.

محلول جامد خلل و فرجی

اتمها و یونها ، جانشین اتم یا یون دیگر نمی شوند، بلکه در خلل و فرج موجود در شبکه جای می کیرند.

این محلول جامد در فلزات بسیار رایج است و عناصر کوچکی مانند هیدروژن ، کربن ، بر و نیتروژن در شبکه آنها جای می کیرند.

محلول جامد حذفی

پیروتیت یک مثال خوب در این رابطه است. همیشه مشاهده می شد که گوگرد موجود در پیروتیت بیش از میزان محاسبه شده است. قبل انتصافور می کردند این مقدار گوگرد به صورت محلول جامد در ساختار پیروتیت وجود دارد. اما بعد از مشخص شدن دلیل بالا بودن میزان گوگرد، به علت عدم حضور بعضی اتم های آهن در شبکه بلورین است.

پلی مورفیسم

پدیده ای است که به موجب آن یک ماده تحت شرایط فیزیکی متفاوت، به بیش از یک فرم بلورین دیده شود.

- در پلی مورف ها شکلی پایدارتر است که آرایش اتمی آن در حد کمترین سطح انرژی انجام شود.

انواع پلی مورفیسم

۱- انانتیوتروپی

در این نوع پلی مورفیسم تغییر از یک پلی مورف به پلی مورف دیگر، بازگشت پذیر بوده و در دما و فشار معینی صورت می‌گیرد.

مثال:

تبدیل کوارتز به تریدیمیت و بر عکس

۲- منو تروپی

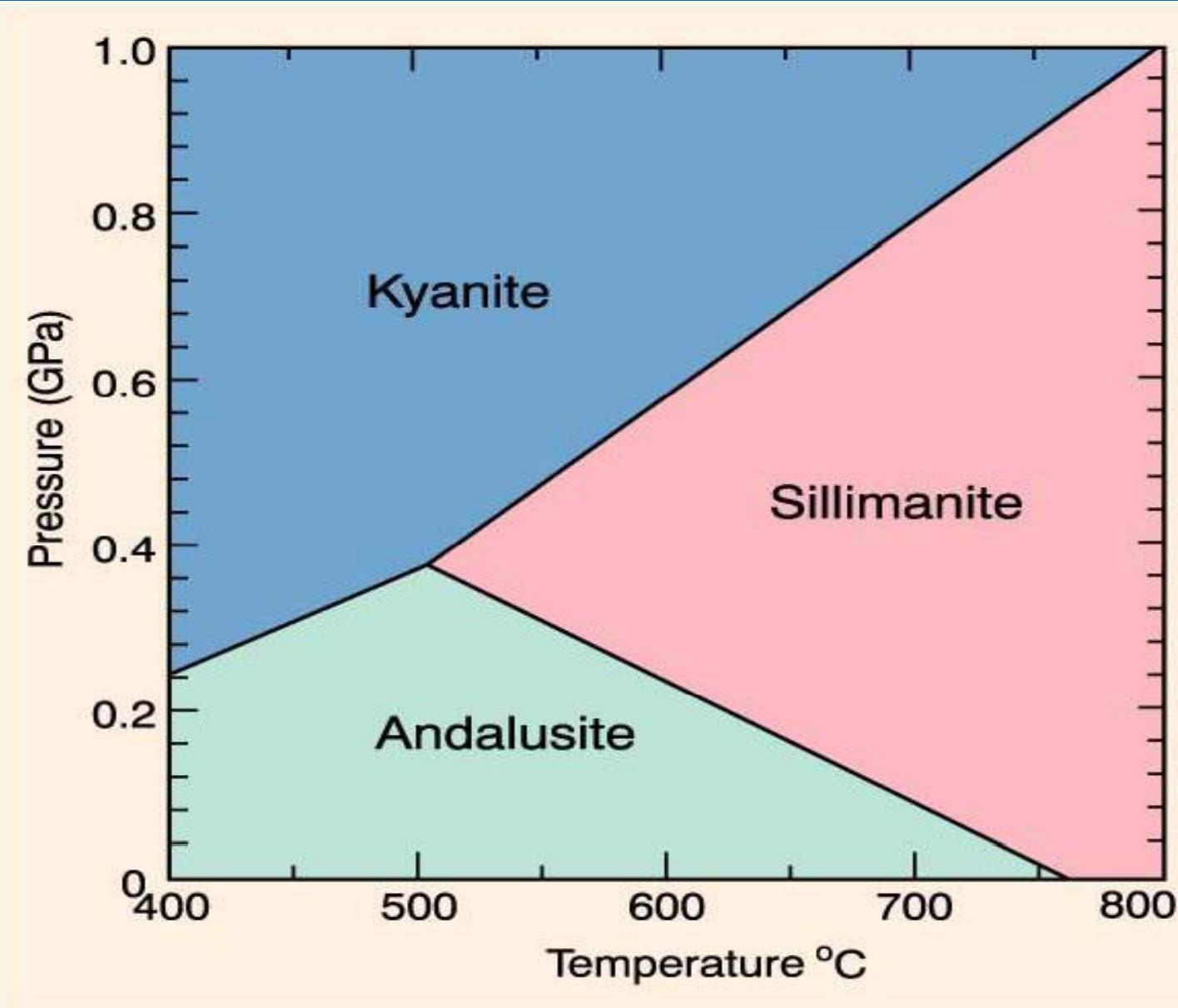
در این نوع پلی مورفیسم، یکی از فرم‌ها به طور ذاتی پایدار است و فرم ناپایدار تمایل دارد به شکل پایدار تبدیل شود اما عکس آن معمولاً صورت نمی‌گیرد.

مثال:

تبدیل مارکاسیت به پیریت است
در حالی که پیریت به مارکاسیت
تبدیل نمی شود.

پلی مورف (ترکیب شیمیایی Al_2SiO_5)

یکی از متداول ترین پلی مورف ها ، سه پلی مورف آندالوزیت (فشار کم - دمای کم) ، دیستن (فشار زیاد - دمای کم) و سیلیمانیت (فشار و دمای زیاد) می باشند.



فصل پنجم

ماگماتیسم و سنگ های آذرین

در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:

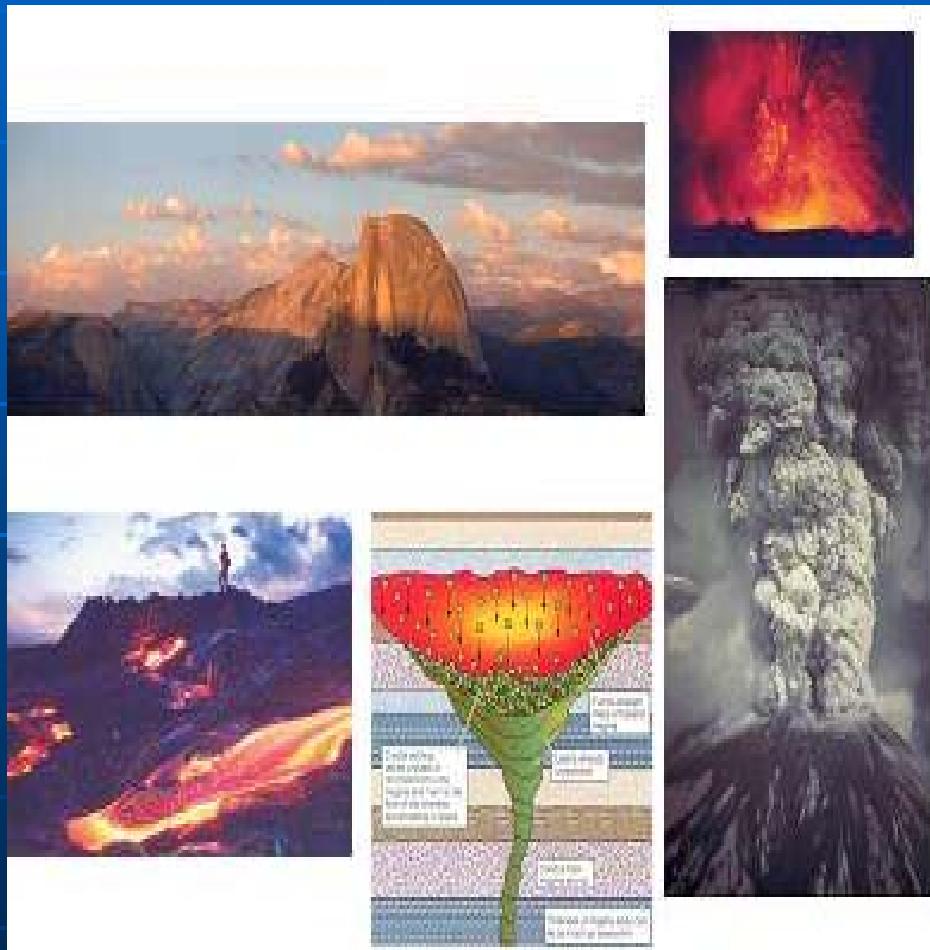
ماگما چیست؟

ترکیب سنگ های آذرین

تبلور ماگما

عناصر جزئی

محلول های باقیمانده



ماگما چیست؟

ماده طبیعی، داغ و قابل تحرکی است که از ذوب سنگها در اعماق زمین ایجاد می شود و ترکیب آن عمدتاً سیلیکاته است.



ترکیب شیمیایی سنگ های آذرین

ترکیب متوسط سنگ های آذرین به صورت اکسید به شرح زیر است :

SiO_2 , Al_2O_3 , Fe_2O_3 , FeO , MgO , CaO

Na_2O , K_2O , H_2O , TiO_2

اکسید غالب در ترکیب سنگ های آذرین، اکسید سیلیس است.

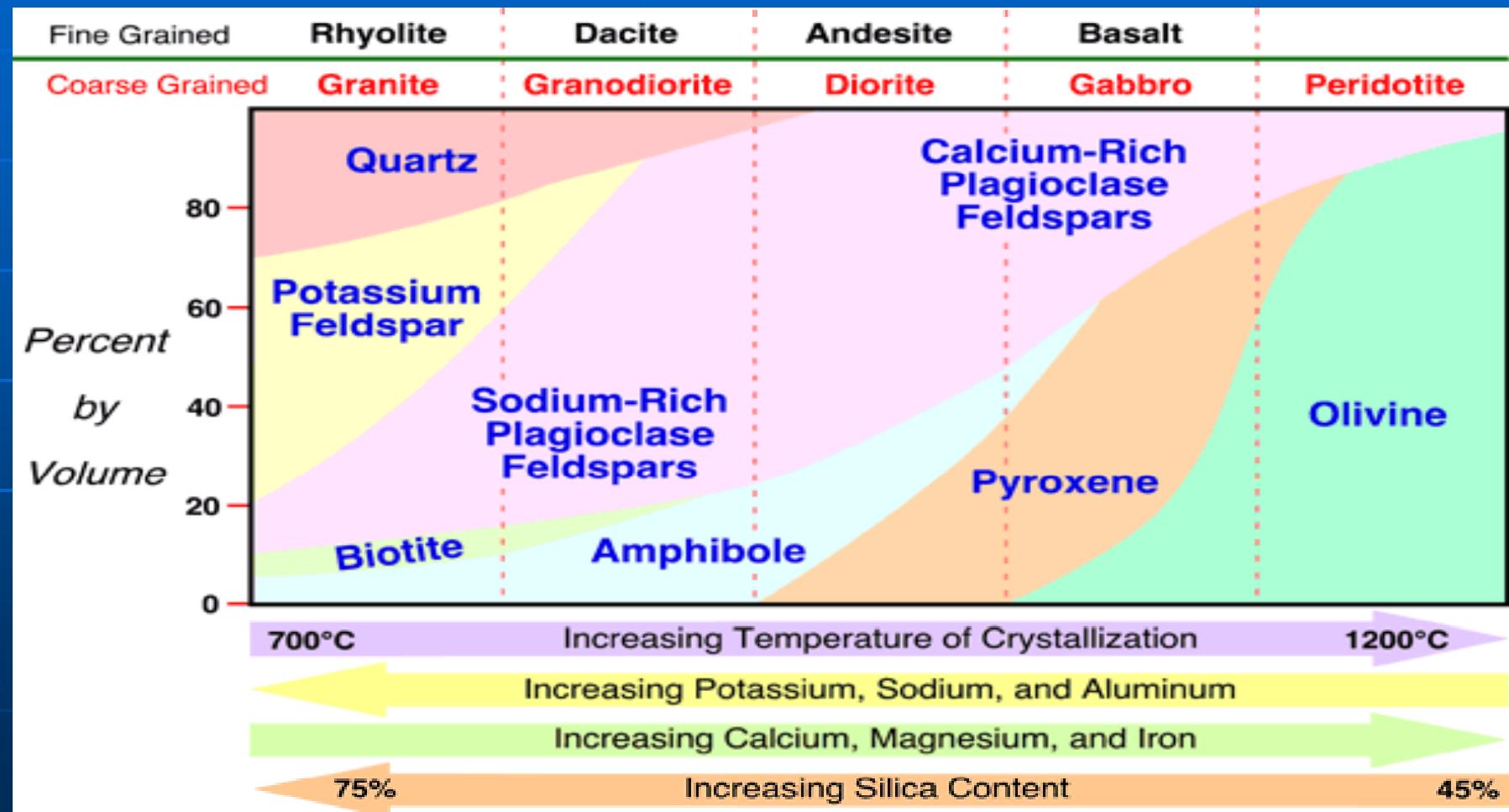
فراوان ترین سنگ های آذرین ، بازالت ها و گرانیت ها می باشند.

ترکیب کانی شناسی سنگ های آذرین

هفت گروه کانیایی اصلی، سازنده سنگ های آذرین عبارتند از:

کانی های سیلیسی ، فلاد سپارها ، فلادسپاتوئید ها ، اولیوین ، پیروکسن ها ، آمفیبول ها و میکاها

ترکیب کانی شناسی تقریبی انواع متداول سنگهای آذرین



ماهیت مذاب سیلیکاتی

آنتروپی ذوب سیلیکاتها بالا نیست ، بنابراین نظم اتمی یونهای مذاب با نظم اتمی آنها در حالت جامد اختلاف زیادی ندارد.

گرانروی (ویسکوزیته) مذاب سیلیکاتی بالا است و این امر ناشی از حضور کمپلکس های سیلیسیم – اکسیژن است.

تبلور ماگما

به مجموعه شرایطی که سبب می شود ماگما به سنگی حاوی کانیهای متفاوت تبدیل شود، تبلور می گویند.

مهمترین عامل در تبلور ماگما، کاهش دما است.

با سرد شدن تدریجی بلورها از ماقمًا جدا شده و به طرف پایین حرکت می کنند و در کف مخزن ته نشین می شوند.

ترتیب تبلور کانی ها بر اساس سری واکنشی باون صورت می گیرد که با سرد شدن تدریجی ماقمًا آغاز می شود.

بر اساس سری واکنشی باون دو نوع واکنش مشخص می شود:

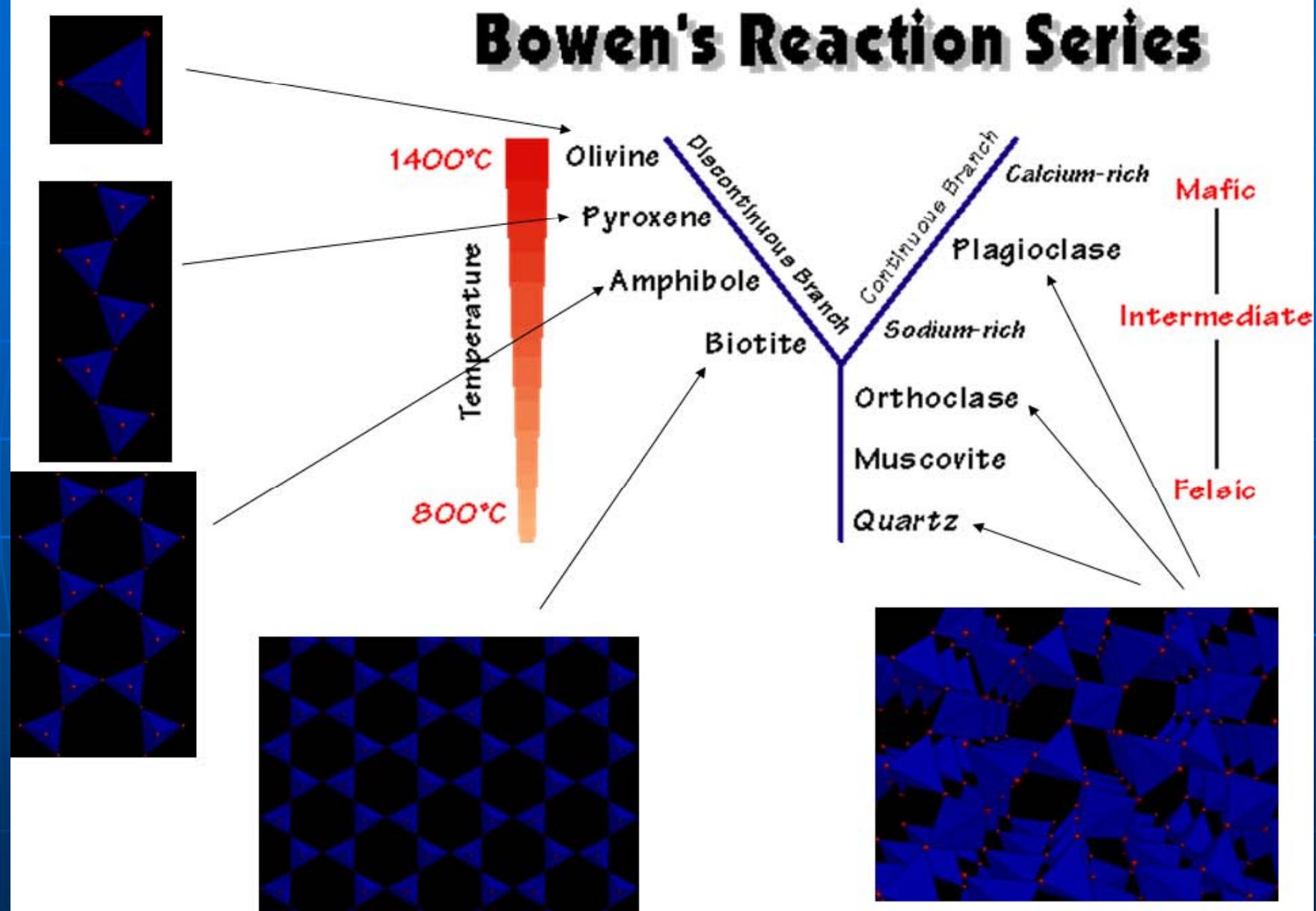
۱- واکنش های پیوسته

سریهای محلول جامدی هستند، که در آنها ترکیب بلور های اولیه به طور پیوسته از طریق واکنش با مذاب تغییر می کند.

۲- واکنش های ناپیوسته

در این سری فاز تشکیل شده اولیه با مذاب واکنش داده و تبدیل به فاز جدیدی می شود که دارای ساختمان بلوری و ترکیب شیمیایی متفاوت است.

Bowen's Reaction Series



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

نکته مهم در مورد واکنش های نا پیوسته، افزایش پیچیدگی اتصال سیلیکاتی است . به این ترتیب که این سکانس از چهار وجهی های مجزا شروع و سپس تک زنجیره ها ، زنجیره های مضاعف و صفحات را شامل می شود.

فوگاسیته

به مقدار اکسیژن آزاد در ماقما فشار جزئی اکسیژن یا فوگاسیته می کویند.

در حین تبلور در سری های تفریقی ماقما، اختلاف فوگاسیته باعث تغییرات مهمی در تشکیل سنگ ها می شود.

نقش فوگاسیته اکسیژن در تشكیل نوع سنگ

۱- سری باون توضیح می دهد که ضمن تبلور تفکیکی یک ماگمای باز که تحت فوگاسیته بالا، بخش اعظم آهن به صورت

مانیتیت از مایع خارج شده و مایع باقیمانده از سیلیس غنی می شود و منجر به تشکیل سنگ های غنی از سیلیس می شود.

۲- از طرف دیگر تحت فشار اکسیژن نسبتاً پایین ، آهن فریک مورد نیاز برای تشکیل مانیتیت وجود ندارد. بنابراین آهن تا مراحل پایانی در مایع تمرکز می یابد. این امر در نهایت منجر به تشکیل کانی های فرومیزین می شود.

قوانين کلدمیت در ژئو شیمی سنگ های آذرین

- ۱- اگر دو یون دارای شعاع و بار الکتریکی یکسان باشند ، هر دو با سهولت یکسان می توانند وارد شبکه بلورین شوند.
- ۲- اگر دو یون دارای شعاع نزدیک به هم، اما بار الکتریکی یکسان باشند ، یون کوچکتر با سهولت بیشتری می توانند وارد شبکه بلورین شود .

۳- اگر دو یون دارای شعاع یونی نزدیک به هم اما بار الکتریکی متفاوت باشند ، یونی که بار الکتریکی بیشتری دارد با سهولت بیشتری می توانند وارد شبکه بلورین شود.

مانند کلسیم که با داشتن بار الکتریکی بیشتر، راحت تر از سدیم وارد شبکه فلDSPار می شود.

عناصر جزئی در تبلور ماقمایی

جانشینی عناصر جزئی به جای عناصر اصلی در شبکه های بلورین، به یکی از سه صورت استنار، پذیرفته شده، اسیر صورت می گیرد:

استنار

وقتی که یک عنصر جزئی دارای بار الکتریکی مساوی و شعاع یونی نزدیک به یک عنصر اصلی باشد ، می گویند این عنصر در شبکه

بلورین دارنده عنصر اصلی استنار شده است .
جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

اسیر

وقتی که یک عنصر جزئی دارای بار الکتریکی بزرگتر و شعاع یونی مشابه عنصر اصلی باشد (یا بار یکسان و شعاع کمتر) می‌گویند که این عنصر در شبکه بلوری دارنده عنصر اصلی اسیر شده است.

پذیرفته شده

وقتی که یک عنصر جزئی دارایی بار الکتریکی کمتر و شعاع یونی مشابه عنصر اصلی باشد (یا بار یکسان و شعاع بیشتر). در این حالت عنصر جزئی در شبکه بلورین دارنده عنصر اصلی به صورت پذیرفته شده وجود خواهد داشت.

الکترونگاتیویته و تبلور

هر گاه جایگزینی بین دو عنصر با الکترو نگاتیویته متفاوت در یک بلور میسر باشد، عنصر دارای الکترو نگاتیویته کمتر به طور ترجیهی توسط شبکه پذیرفته می شود.



زیرا این عنصر ، پیوندی را می سازد که در مقایسه با پیوند عنصر دیگر هم قویتر است و هم یونی تر است .

این اصل در مورد جایگزینی هایی کاربرد دارد که اختلاف الکترونگاتیویته دو عنصر ، حداقل بیش از $1/0$ باشد.

کمپلکس

کاتیونهایی دارای بار یونی چهار یا بیشتر و نیز کاتیون های سه ظرفیتی دارای شعاع کوچک در ماقماها ، با اکسیژن یا آنیون هیدر اکسید تولید کمپلکس می کنند.

در مأگماهای عادی، عناصری که پتانسیل یونی آنها بین $6/0$ تا $2/5$ است به عنوان یونهای آزاد در نظر گرفته می شوند.

عناصری که پتانسیل یونی آنها بین $2/5$ تا $8/4$ است بین انواع کمپلکس و غیر کمپلکس به حالت تعادل باقی می مانند.

عناصری که دارای پتانسیل یونی بیشتر از ۸/۴ هستند ،
کمپلکس هایی را تشکیل می دهند که می تواند به شبکه
سیلیس متصل شود یا نشود.

سرنوشت تعدادی از عناصر ضمن تبلور

سزیم

سزیم در بین عناصر دارای بزرگترین کاتیون بوده و تنها کاتیون رایج دیگری که می‌تواند به آسانی جایگزین آن شود، پتاسیم است.

بخش اعظم سزیم تا مرحله پایانی در مایع باقی می‌ماند.

روبیدیم

روبیدیم کانی خاص خود تشکیل نمی دهد و در کانی های پتاسیم دار جایگزین پتاسیم می شود.

به علت شعاع بزرگتر روبیدیم، این عنصر در کانی های پتاسیم دار عنصری پذیرفته شده است.

باریم

باریم به خاطر بار بیشتر در کانیهای پتاسیم دار (نظیر بیوتیت و فلادسپار پتاسیم دار) به صورت عنصری اسیر حضور دارد.

سرب

سرب به دلیل الکترو نگاتیویته بیشتر در کانی های پتاسیم دار یاک عنصر پذیرفته شده است.

استر انسيوم

این عنصر هم می تواند جانشین کلسیم و هم جانشین پتاسیم شود، در کانی های کلسیم دار به علت شعاع بزرگتر به صورت پذیرفته شده و در کانیهای پتاسیم دار به خاطر بار بیشتر به صورت اسیر است.

عناصر نادر خاکی (REE)

بار الکتریکی و شعاع یونی نسبتاً زیاد عناصر نادر خاکی به همراه غلظت کم آنها در کانی‌ها نشان می‌دهد، این عناصر میل کمی به جانشینی دارند. به هر حال مقداری از کلسیم موجود در آپاتیت‌ها و همچین تیتانیت و آلانیت به وسیله عناصر نادر خاکی جانشین می‌شوند.

منگنز

منگنز به علت اندازه بزرگتر به صورت پذیرفته شده جانشین آهن فرو در کانی های فرو منیزین می شود.

زیرکونیم

به دلیل بار الکتریکی بالا و شعاع زیاد این عنصر وارد کانیهای سنگ ساز رایج نشده و در فاز خاصی حضور می یابد.

هافنیوم

به دلیل بار الکتریکی یکسان و شعاع مشابه هافنیوم و زیرکونیم، این عناصر در کانی‌های زیرکونیم به صورت استثمار شده حضور دارد.

اسکاندیم

به خاطر بار بیشتر اسکاندیم، در کانی‌های فرومغزین به صورت اسپر شده جانشین آهن فرو می‌شود.

کبات

کبات با شعاع مشابه آهن در کانی های فرو منیزین به صورت استثار جانشین آهن فرو می شود.

نیکل

نیکل با شعاع مشابه و بار الکتریکی بکسان به صورت استثار شده جانشین منیزیم می شود.

لیتیوم

لیتیوم با شعاع نزدیک و بار الکتریکی کمتر به صورت پذیرفته شده جانشین مذیزیم می شود.

وانادیوم

مقدار زیادی از وانادیوم وارد مانیتیت شده و جانشین آهن فریک می شود.

کرم

شعاع این یون ، به آهن فریاک نزدیک است اما به دلیل غلظت بالای آن در مراحل اولیه تبلور به صورت کانی کرومیت از ماقمای خارج می شود.

تیتانیوم

این عنصر به دلیل بار الکتریکی بیشتر، به صورت اسیر جانشین آلومینیوم می شود.

گالیوم

گالیوم با دارا بودن شعاع یونی و بار الکتریکی مشابه آلومینیوم، در کانی های آلومینیوم دار به صورت استوار شده حضور دارد.

ژرمانیوم

این عنصر به صورت استوار شده جانشین سیلیسیم می شود.

محلول های باقیمانده

مذاب باقیمانده از تبلور تفکیکی، غنی از سیلیس ، قلیایی ها و آلومینیوم است . همچنین این مایع حاوی آب و سایر مواد فرار نیز می باشد. در عین حال غلظت عناصری که نمی توانند مستقیما وارد شبکه کانیهای رایج سنگهای آذرین شوند، در این مایع زیاد است.

پگماتیت ها

پگماتیت های گرانیتی اساساً از کوارتز و فلدوپارهای قلیایی تشکیل شده‌اند و اغلب مقداری موسکویت و بیوتیت دارند.

پگماتیت ها سنگ‌های دانه درشتی هستند که این امر ناشی از ویسکالیت پایین و غلظت مواد فرار است.



Encarta Encyclopedia, Joyce Photographics/Photo Researchers, Inc.

جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

بافت پگماتیت ها

بافت های پگماتیتی وقتی تشکیل می شوند، که ماقماهای غنی از مواد فرار ، در زیر نقطه بحرانی محلول سرد شونده ، دچار جوشش دوم شوند.

اگر دما به زیر نقطه بحرانی نرسد به جای پگماتیت ها ،
دایک های آپلیتی ریز دانه تشکیل می شود.

پگماتیت ها از نظر اقتصادی حائز اهمیت بوده و حاوی عناصر ارز شمند زیادی می باشند.

اجزای فرار ماگما

تمام ماگماها دارای اجزای فراری هستند که مقدار و ترکیب آن به خوبی مشخص نیست. اما اغلب دارای ترکیب زیر هستند:

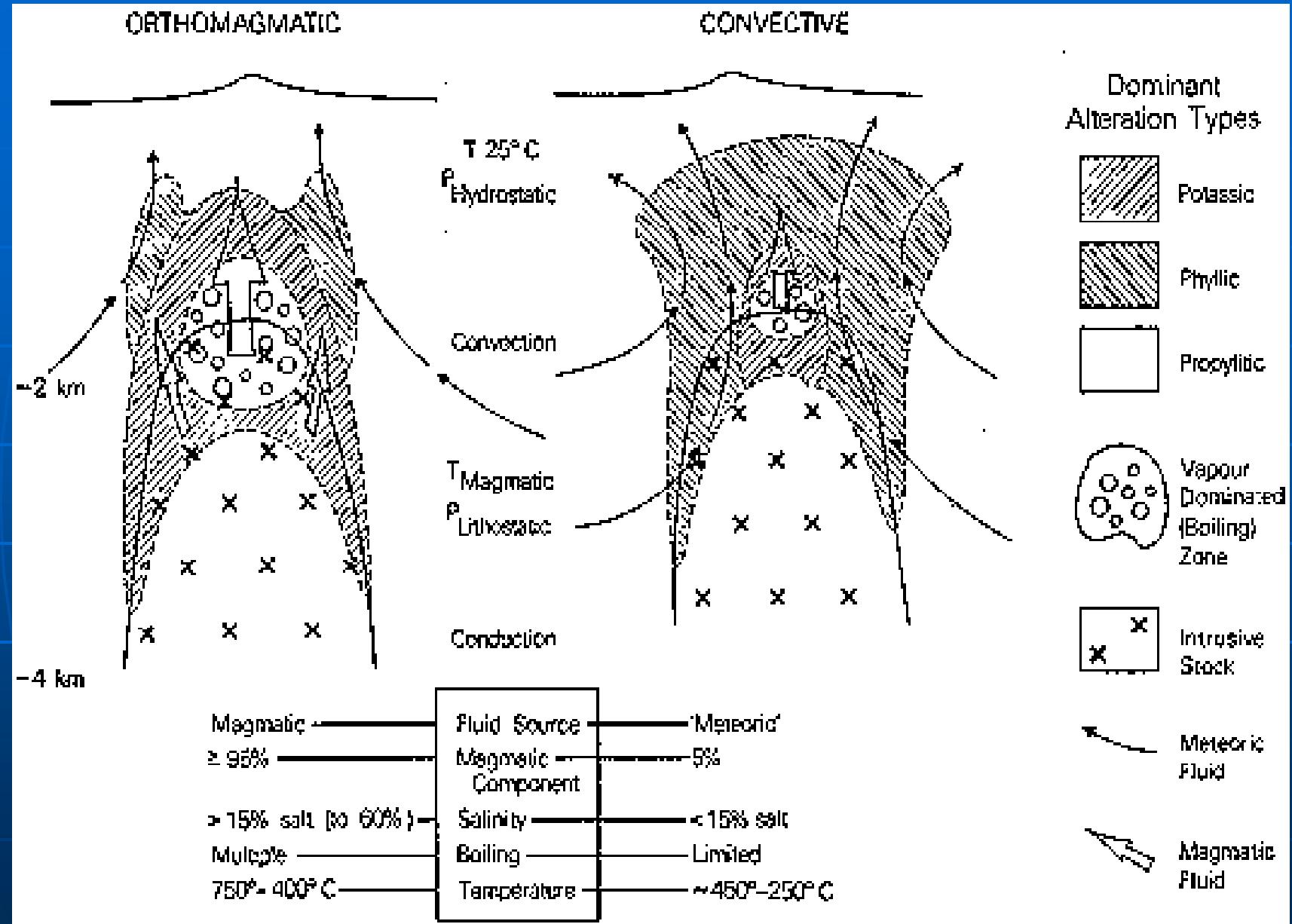


و به مقادیر جزئی

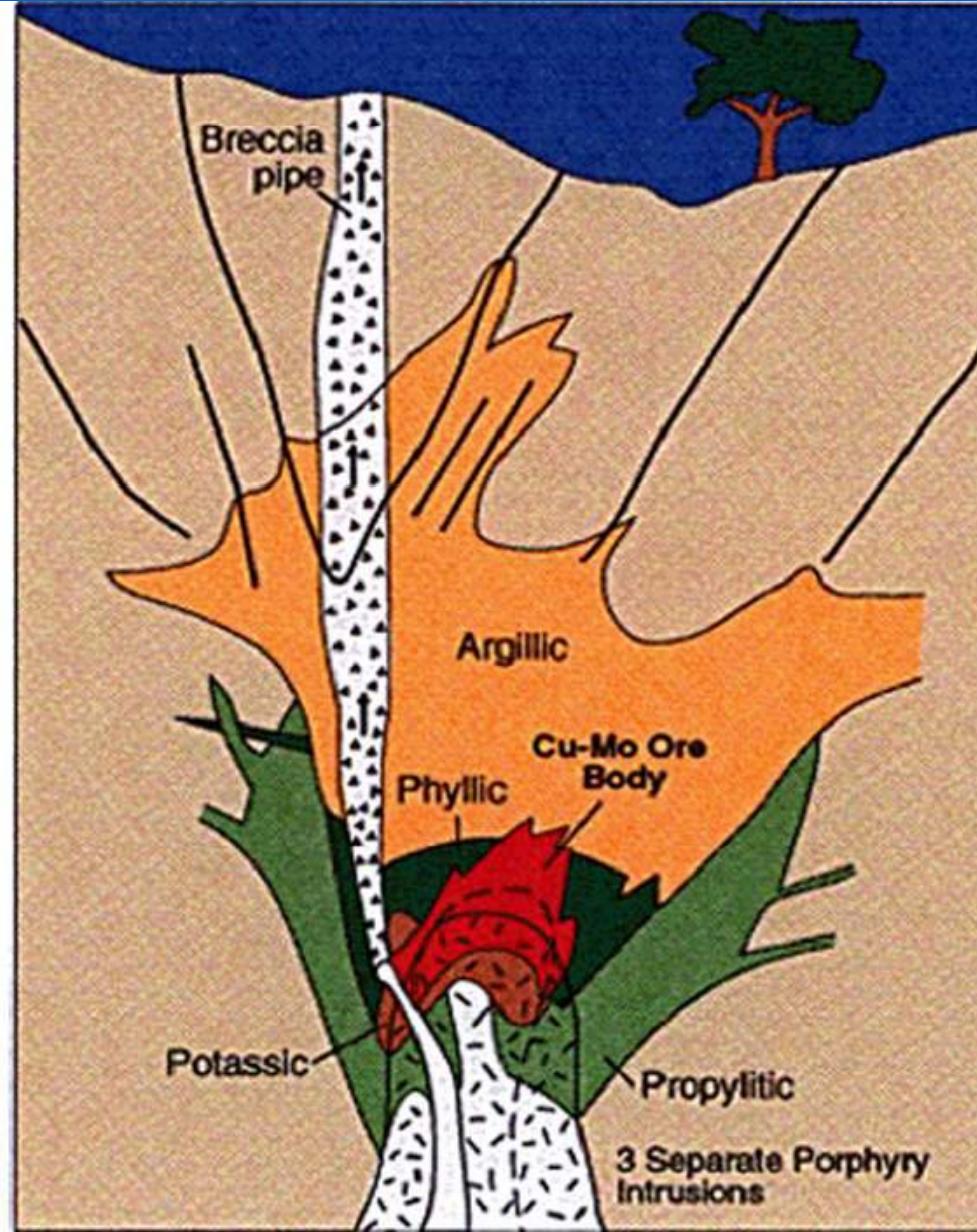


ماگماتیسم و رسوب گذاری کانسارها

به نظر می رسد که بیشتر کانسارها به وسیلهٔ ی محلول های هیدروترمال یا محلول های آبگین داغ تشکیل شده باشند.
برخی رسوبات نیز رابطهٔ نزدیکی با فعالیت مagmaی دارند.



- کانسارهای گرمابی و
کائی سازی مس-
مولیبدن



منشأ محلول های هیدروترمال

محلول های هیدروترمال ممکن است از یکی از موارد زیر
منشاء گرفته باشند:

- آبهای ماگمایی
- آبهای دگرگونی
- آبهای فسیل
- آبهای جوی
- آبهای زیرزمینی

مطالعه ایزوتوپهای اکسیژن و هیدروژن نشان می دهد که آبهای زیرزمینی دارای منشأ جوی ، سهم عمده ای در تشکیل بیشتر کانسارهای هیدرولرمال دارند.

محلول های هیدرو ترمال، محلول هایی غلیظ یا به عبارت دیگر شورآبهایی هستند که تا ۵۰٪ درصد وزنی دارای مواد جامد حل شده هستند.

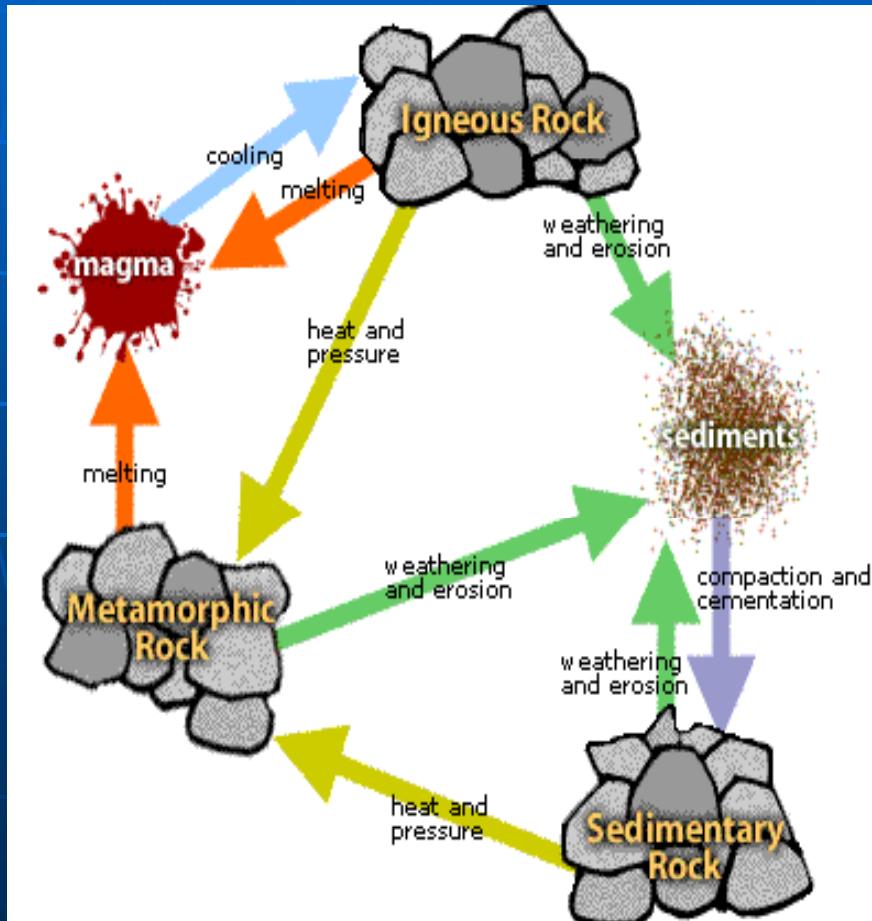
فصل ششم

رسوب گذاری و سنگ های رسوبی

در این فصل با مطالب زیر آشنا می
شویم:

رسوب گذاری یک فرایند ژئو
شیمیایی

ترکیب شیمیایی سنگ های رسوبی
پتانسیل یونی
کلوئید ها



رسوب گذاری یک فرایند ژئو شیمیایی

رسوب گذاری عملکرد متقابل اتمسفر و هیدروسفر بر روی پوسته زمین است.

واکنش های کلیدی در ژئو شیمی رسوب گذاری ، شامل شکستن شیمیایی بعضی از کانیها و تشکیل شدن کانی های دیگر می شود.

هوازدگی

واکنش های هوازدگی را می توان به دو دسته تقسیم کرد:

۱- متجانس

در این واکنش ها مواد هوازده حرکت داده می شوند.

۲- نا متجانس

در این واکنش ها بخشی از مواد به کانیهای نسبتا غیر متحرک تبدیل می شوند.

انواع واکنش های متجانس

انواع واکنش های متجانس عبارتند از :

الف) انحلال ساده با آب

ب) انحلال با آب اسیدی شده به وسیله دی اکسید کرین

ج) تجزیه و تلاشی بر اثر عملکرد مولکولهای آلی در محلول

انواع واکنش های نا متجانس

انواع واکنش های نا متجانس عبارتند از :

الف) آب گیری و تشکیل هیدر اکسیدها

ب) کربن گیری و تشکیل کربنات‌های نامحلول

ج) اکسیداسیون ترکیبات آهن

د) هواز دگی سیلیکات‌ها

ژئوشیمی خاک

خاصات منحصر به فرد خاک ، در نحوه قرار گرفتن اجزای آن نهفته است و همینطور خواص لایه های مختلفی که به سطح کنونی مربوط بوده و به طور عمودی با عمق تغییر می کنند.

افق خاک

هر یک از لایه های مجزای خاک را افق می نامند.

نیمرخ خاک

تمام افق های خاک بر روی هم نیمرخ را ایجاد می کنند.

افق های خاک

اکثر نیمرخ های خاک از سه افق اصلی تشکیل شده اند:

افق A

عمدتاً دچار از دست رفتن نسبی مواد بر اثر فروشت و جابجایی مکانیکی مواد حاصل از نفوذ عمقی آب باران شده است.

افق B

این افق یک منطقه تجمع از مواد آورده شده از افق بالاتر است.

افق C

این افق مواد مادر افق های بالایی را تشکیل می دهد.

تبديل سنگ مادر به خاک با کاهشی مشخص در مقدار

Ca Mg Na K

و کاهش کمتر در عناصر

Al Fe

و افزایش

Si

همراه است.

فعالترین بخش خاک،
بخش کلوبیدی آن است
که اغلب از کانی های رسی
و مواد آلی تشکیل شده است.

ترکیب سنگ های رسوبی

کانی شناسی هر سنگ به وسیله دو نوع ماده مشخص می شود
که عبارتند از:

الف) کانیهای مقاوم که از شکسته شدن مکانیکی سنگ مادر
ایجاد می شود.

ب) کانیهای جدید که از تخریب شیمیایی ایجاد می شوند.

قانون گلديش

قانون گلديش نشان مي دهد که ترتيب پايداري کانيهای سنگهای آذرین در مقابل هوازدگی، عکس آن چيزی است که در سري و اكنشي باون دیده مي شود.

کاهش
پایداری

هورنبلند

پیروکسن

اولیوین

پلازیوکلاز کلسیم دار

پلازیوکلاز قلیایی

کوارتز

موسکویت

فلدسپات آلكالن

بیوتیت

کانیهای رایج سنگ های رسوبی

کوارتز – فلزپات

کلسیت – دولومیت

کانیهای رسی

گلوكونیت – لیمونیت

بوکسیت – مواد کلورئیدی

کانیهای رسی

کانیهای رسی محصولات ثانویه با ثباتی هستند که از تخریب سایر سیلیکاتهای آبدار ایجاد می شوند و دارای مشخصات زیر هستند:

- ساختار شبکه - لایه ای دارند.

- تمام آنها سیلیکاتهای آلومینیم آبدارند.

- اندازه دانه ها اغلب بسیار ریز است.

مهمترین کانیهای رسی عبارتند از:

کائولینیت

مونت موریلونیت

ایلیت

کلریت

عوامل اصلی تعیین کننده ماهیت رس

۱- خصائص شیمیایی ماده مادر

۲- محیط فیزیکی و شیمیایی دگرسانی

آب حلال بی رقیب

آب مهمترین حلال است و ساختمان مولکولی آب کلید این خاصیت می باشد.

ماهیت دو قطبی بودن مولکول آب و بالا بودن ثابت دی الکتریک آب سبب می شود تا آب به عنوان فعال ترین حلال ترکیبات یونی عمل کند.

پتانسیل یونی

تعداد مولکول های آبی که در اطراف یک یون جمع می شوند، به اندازه آن یون و به شدت بار الکتریکی موجود در سطح آن یون بستگی دارد.

نسبت بار الکتریکی به شعاع یک یون، پتانسیل یونی نامیده می شود.

درجه آبگیری با بار الکتریکی یون مناسب و با شعاع آن یون نسبت عکس دارد.

هر قدر شعاع یون مثبت کمتر و بار الکتریکی آن بیشتر باشد، اکسید آن، اسیدی تر است.

نقش پتانسیل یونی در تعیین محل رسوب کردن

پتانسیل یونی می تواند توضیحی برای رفتار مشابه عناصر متفاوت و رسوب همزمان آنها را نماید:

- 1 - عناصری که پتانسیل یونی پایینی دارند ، مانند کلسیم، سدیم و منیزیم در ضمن فرایند های هوازدگی و انتقال به صورت محلول باقی می مانند.

۲- عناصر دارای پتانسیل یونی حد واسط ، به وسیله فرایند هیدرولیز رسوب کرده و یون آنها با گروه های هیدر اکسیل محلول های آبگین هم جوار می شود.

۳- عناصری که پتانسیل یونی بالایی دارند ، آنیونهای اکسیژن دار معمولی تشکیل می دهند.

غلظت یون هیدروژن

غلظت یون هیدروژن در آب خالص و در ۲۵ درجه سانتیگراد برابر 10^{-7} مول در لیتر است.

اگر غلظت یون هیدروژن در این دما بیش از مقدار فوق باشد، محلول اسیدی، و اگر کمتر باشد محلول قلیایی خواهد بود.

کلوئیدها

محلول های کلوئیدی از یک سو به محلول های واقعی و از سوی دیگر به مواد معلق می پیوندند ، بدون اینکه خط جدا کننده مشخصی بین هر یک از آنها وجود داشته باشد.

انواع کلورید ها

جامد - گاز ← دود

مایع - گاز ← مه

مایع - مایع ← امولسیون ها

جامد - مایع ← سول ، ژل ، خمیره

سول‌ها

از نظر خواص فیزیکی شبیه مایعات هستند. بنابراین به آسانی جریان یافته و فاقد هر گونه سختی می‌باشند.

سول‌ها به دو دسته تقسیم می‌شوند:

۱- سول های هیدروفیلی

در این دسته بین ذرات و ملکول های آب ارتباطی متقابل و قوی وجود دارد که باعث پایداری محلول کلوئیدی می شود.

۲- سول های هیدروفوبی

در این دسته نیروی جاذبه بین ذرات و ملکول های آب وجود نداشته و بنابراین بسیار نا پایدار بوده و به آسانی رسوب می کنند.

ژل ها

دارای سختی کمی هستند.

خمیره ها

سیستم هایی هستند که با وجود اینکه بخش جامد در آنها به صورت ذرات مشخصی حضور دارد، اما غلظت این ذرات آنقدر افزایش یافته که بخش اعظم سیستم را همین ذرات تشکیل می دهد.

بار الکتریکی کلوئیدها

ذرات کلوئیدی دارای بار الکتریکی هستند که این بار از دو راه به دست می آید:

- ۱- جذب سطحی یونها از مایع
- ۲- یونیزه شدن مستقیم مواد سازنده ذرات کلوئیدی

جذب سطحي

يکی از خواص مهم ذرات کلوئیدی ، توانایی آنها در پیوستن به برخی مواد خاص و جمع کردن این مواد از طریق جذب سطحی است.

دو نوع جذب سطحی قابل تشخیص است که عبارتند از:

انواع جذب سطحی

- الف) جذب سطحی فیزیکی یا واندروالس
- ب) جذب سطحی شیمیایی

برخی اصول حاکم بر جذب سطحی

- ۱- مقدار جذب سطحی همراه با کاهش اندازه دانه های جذب کننده، و بنابراین افزایش سطح بیرونی ، افزایش می یابد.
- ۲- اگر ماده جذب شده بتواند باماده جذب کننده ترکیبی با حلایت کم بسازد، امکان جذب سطحی بیشتر است.

۳- مقدار ماده جذب شده از محلول همراه با افزایش غلظت آن در محلول فزونی می باید.

۴- یونهای دارای بار الکتریکی بالا آسانتر از یونهای دارای بار الکتریکی کم ، جذب می شوند.

مواد حاصل از فرایند جدایش ژئوشیمیایی

۱- مقاوم ها

کانی هایی که در مقابل خرد شدن شیمیایی و مکانیکی مقاومت زیادی دارند به صورت مواد دانه ای مجتمع می شوند.

کوارتز رایج ترین این کانی های بازماندی است.

۲- هیدرولیز اتها

تجزیه و هیدرولیز شیمیایی سلیکات‌های آلومینیوم دار منجر به تشکیل

گلای می شود که عمدتا از کانی های رسی تشکیل یافته است.

۳- اکسیدان ها

هیدروکسید فریاک مهمترین اکسیدان است که در صورت خلوص تولید کانسارهای رسوبی آهن می کند.

منگنز نیز به صورت یک رسوب اکسیدان، به شکل دی اکسید منگنز آبدار رسوب می کند.

۴- کربنات ها

raig ترین رسوبات کربناتی سنگ آهک است که عمدتا از کلسیت تشکیل شده ، کربنات کلسیم ممکن است به صورت آرگونیت نیز رسوب کند.

کربنات مضاعف کلسیم و منیزیم نیز دولومیت نام دارد..

۵ - تبخیری ها

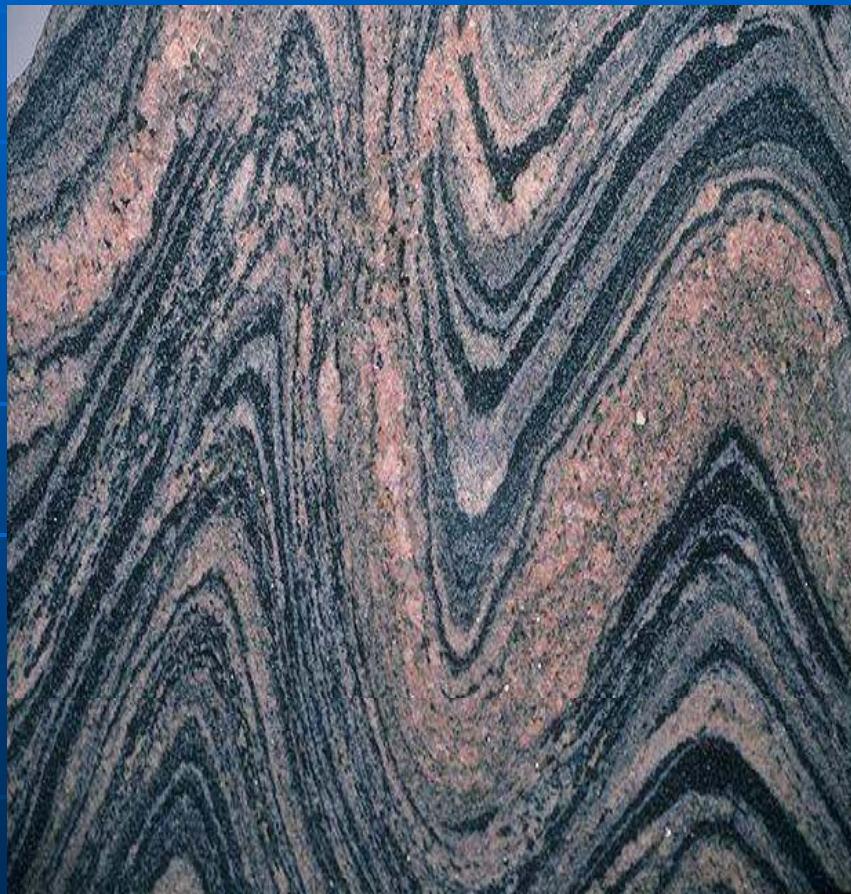
نخستین ترکیب جامد حاصل از تبخیر آب دریا، کربنات کلسیم است. ته نشینی کربنات کلسیم ممکن است رسوب کردن دولومیت رانیز به دنبال داشته باشد.

با ادامه تبخير بسته به درجه حرارت و میزان شوری ، سوالات کاسیم به صورت ژیس یا انیدریت تشکیل می شود.

و در مرحله بعد انیدریت و هالیت با هم ته نشین شده و در نهایت پلی هالیت رسوب می کند.

فصل پازدهم

دگرگونی به عنوان فرایندی ژئو شیمیایی



در این فصل با مطالب زیر آشنا
می شویم:

ترکیب شیمیایی سنگ های
دگرگونی
واکنش های دگرگونی
رخساره های دگرگونی

دگرگونی: فرایندی ژئوشیمیایی

دگرگونی را به عنوان مجموعه فرایند هایی در نظر می گیرند که در زیر منطقه هوازدگی عمل کرده ، و باعث تبلور مجدد مواد تشکیل دهنده سنگ می شود.

حد دگرگونی بین دیا ژنژ - هوازدگی و ذوب قرار دارد.

دیا ژنژ - هوازدگی | دگرگونی | ذوب

عوامل دگرگون ساز

مهمترین عوامل فیزیکی که در دگرگونی سنگ ها نقش دارند، فشار و درجه حرارت هستند.

غیر از دو عامل فوق باید نقش زمان و سیالات به خصوص آب را هم در نظر داشت.

فشار های موثر در دگرگونی

الف) فشار همه جانبی

فشاری است که به طور یکسان از هر طرف بر یک نقطه وارد آید.

در داخل زمین مقدار فشار وارد به یک نقطه تابعی از وزن سنگهای فوقانی است، که به آن فشار لیتو استاتیک می گویند.

ب) فشار جهت دار

گاهی فشارهای واردہ بر سنگ‌ها در بعضی جهات بیشتر است در این حالت بر حسب جهت و شدت فشار، تغییرات صورت می‌گیرد مانند چین خوردگی و گسل‌ها

ج) فشار سیالات

در شرایط دگرگونی ، مواد فرار موجود در منافذ و شکافها اغلب به عنوان فاز سیال عمل کرده و فشار دیگری ایجاد می کنند که به آن فشار سیالات گویند.

دگرگونی توپوشیمیایی

اگر ترکیب شیمیایی کلی توده سنگ ، قبل و بعد از دگرگونی تغییر نکند، یعنی فقط کانیها و ساخت سنگ عوض شود دگرگونی را ایزو شیمیایی یا توپوشیمیایی گویند.

دگرگونی آلوشیمیایی

اگر سیستم باز باشد، در طی دگرگونی ترکیب شیمیایی سنگ تغییر می کند یعنی مقداری ماده به آن اضافه یا کم می شود. این نوع دگرگونی را آلوشیمیایی یا متاسوماتیسم می گویند.

پایداری کانیها

پایداری یاک خاصیت محیطی است. مثلاً گفته می شود کلسیت در شرایط فشار و دمای معمولی پایدار است. اما اگر کلسیت در جوار اسید هیدروکلریک رقیق قرار گیرد، پایداری آن شدیداً کاهش می یابد.

وضعیت های پایداری

۱- پایداری

هر مجموعه کنیایی که دارای کمترین انرژی آزاد گیبس باشد و تمایلی به تغییر نداشته باشد را پایدار می نامند.

۲- ناپایداری

اگر مقدار انرژی در حد کمترین مقدار خود در یک شرایط خاص نباشد و مجموعه کانیایی تمایل به تغییر به انرژی کمتر را داشته باشد، این مجموعه ناپایدار نامیده میشود.

۳- نیمه پایداری

یک مجموعه نیمه پایدار، مجموعه‌ای است که مقدار انرژی آزاد آن بیش از حد اقل سیستم است اما نرخ تغییر به مجموعه دارای کمترین انرژی آنقدر کند است که غیر قابل تشخیص است.

انواع واکنش های دگرگونی

۱- واکنش های جامد - جامد

این واکنش ها با آزاد شدن هیچ ماده فراری همراه نیست.

۲- واکنش های کربن زدا

در این واکنش ها گازدی اکسید کربن از محیط خارج می شود.

۳- واکنش های آب زدا - آب گیر

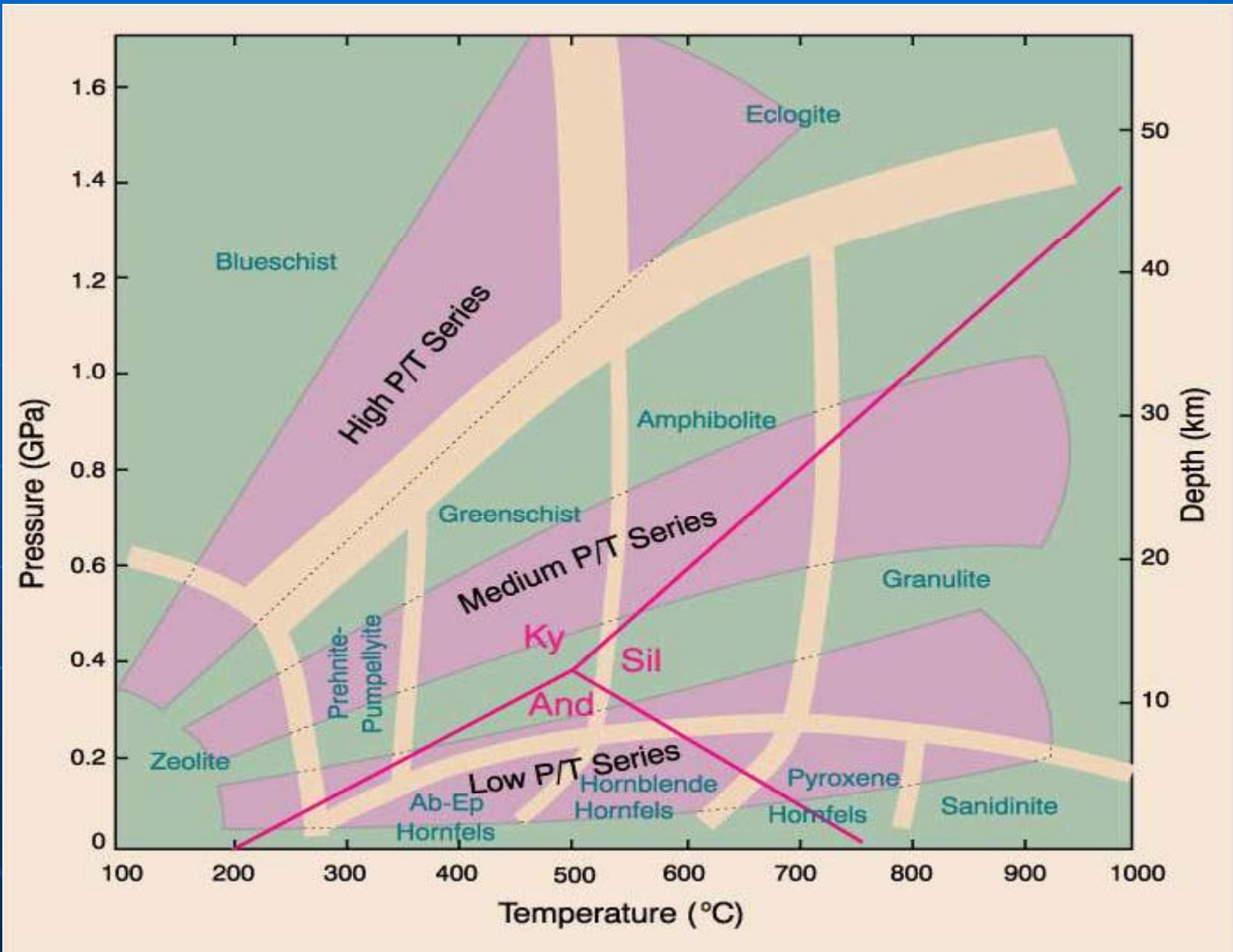
در این واکنش ها همراه با افزایش دما، آب از دست می دهد یا آبگیری از طریق افزایش آب داغ در محیط صورت می کیرد.

۴- واکنش های اکسیداسیون - احیا

اغلب در اثر خارج شدن اکسیژن به وسیله تولید گاز های منواکسید و دی اکسید کربن از راه احیای انواع ترکیبات کربن صورت می گیرد.

رخساره های دگرگونی

یک رخساره شامل تمام سنگ هایی می شود که تحت یک مجموعه خاص از شرایط فیزیکی به تعادل شیمیایی رسیده اند.



اقسام مهم رخساره های دگرگونی

۱- رخساره های دگرگونی مجاورتی

رخساره های دگرگونی مجاورتی با توجه به افزایش درجه حرارت عبارتند از:

- الف) آلبیت - اپیدوت هورنفلس
- ب) هورنبلاند هورنفلس
- ج) پیروکسن هورنفلس
- د) سانیدینیت

۲- رخساره های تدفینی

اقسام این رخساره بر حسب از دیاد دما و فشار عبارتند از:

الف) زئولیتی

ب) پرهنیت - پومپله ایت

ج) گلوكوفان شیست یا شیست آبی

۳- رخساره های دگرگونی ناحیه ای

رخساره های مهم دگرگونی ناحیه ای از درجه ضعیف به شدید عبارتند از:

الف) رخساره شیست سبز

ب) رخساره آمفیبولیت

ج) رخساره گرانولیت

د) رخساره اکلوژیت

فوق دگرگونی

اگر دما در ضمن دگرگونی همچنان افزایش پیدا کند سنگهایی به نام میگماتیت تشکیل خواهد شد. با افزایش دما سرانجام به شرایط فوق دگرگونی می‌رسیم و سنگها دچار ذوب خواهد شد.

میگماتیت

سنگی است مرکب و ناهمگن که قسمتی از آن روشن رنگ (بخش گرانیتی) به نام لوکوسم و قسمتی از آن تیره رنگ (بخش گنیسی) که ملانوسم نامیده می شود.



جمشید احمدیان —دانشگاه پیام نور
مرکز اصفهان

www.salamnu.com

سایت مرجع دانشجوی پیام نور

- ✓ نمونه سوالات پیام نور : بیش از ۱۱۰ هزار نمونه سوال همراه با پاسخنامه تستی و تشریحی
- ✓ کتاب ، جزو و خلاصه دروس
- ✓ برنامه امتحانات
- ✓ منابع و لیست دروس هر ترم
- ✓ دانلود کاملا رایگان بیش از ۱۴۰ هزار فایل مختص دانشجویان پیام نور

www.salamnu.com