

ماگماتیسم و سنگ‌های آذرین

در گذشته‌ای نه چندان دور، زمین‌شناسان بر این باور بودند که آنچه در زیر پوسته زمین پنهان است حالتی مذاب دارد. بعدها شواهد به دست آمده نشان داد که مواد مذاب فقط در بخش‌هایی از داخل زمین دیده می‌شود که گرمای موجود، برای ذوب سنگ‌ها کافی است. این مواد مذاب پس از تشکیل شدن ممکن است به سطح زمین برسند، یا اینکه در درون زمین سرد شوند. در این موارد، سنگ‌های آذرین بیرونی و درونی حاصل می‌آیند.

درباره چگونگی فعالیت‌های بیرونی (آتش‌فشانی) در سطح زمین مطالب بیشتری می‌دانیم، زیرا امکان آزمایش‌های مستقیم و مشاهدات فراوان درباره آنها در نقاط مختلفی از زمین فراهم است. اما در مورد چگونگی فعالیت‌های درونی که در اعمق پوسته زمین صورت می‌گیرند اطلاعات ما اندک است و در این زمینه ناچاریم به شواهد غیرمستقیم قناعت کنیم. بخصوص که در این زمینه، مطالعات ما پس از سرد شدن ماقما در تشکیل سنگ‌ها در آن اعماق انجام می‌گیرد و چگونگی انجام این عمل را به چشم نمی‌بینیم. از طرفی، ممکن است که از زمان پایان آن فعالیت‌ها میلیون‌ها سال هم گذشته باشد.

ماگما ضمن بالا آمدن از درز و شکاف‌های درون پوسته زمین سرد می‌شوند و در مقایسه با سنگ‌های اطراف خود (سنگ‌های درونگیر) ساختهای مختلفی ایجاد می‌کنند. به این ساخت‌ها براساس شکل، اندازه و نحوه قرار گرفتن آنها در بین لایه‌ها نام‌های مختلفی داده‌اند مانند؛ باتولیت، لاکولیت، دایک، سیل و ...

باتولیت‌ها بزرگ‌ترین و وسیع‌ترین توده‌های آذرین عمقی‌اند، به‌طوری که حداقل وسعتی معادل یکصد کیلومتر مربع را دربرمی‌گیرند (مانند کوه الوند در همدان). عمق باتولیت‌ها را به کمک یافته‌های

ژئوفیزیکی بین 1° تا 3° کیلومتر تخمین می‌زنند.

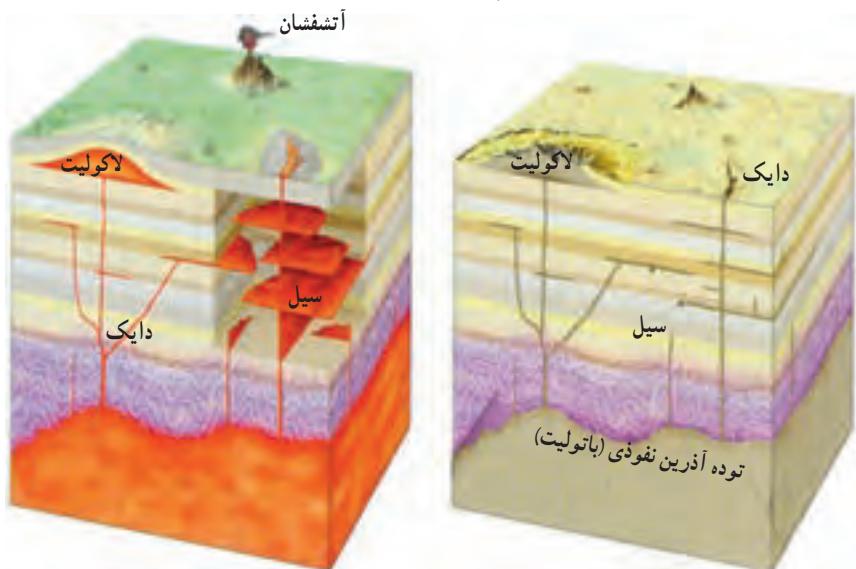


شکل ۱-۶—گاهی بر اثر فرسایش لایه‌های رسوبی، باتولیت‌ها بر زمان تشکیل و تبلور آنها بسیار کند و طولانی بوده باشد، و فرسایش لایه‌های فوقانی باتولیت‌ها، سطح زمین ظاهر می‌شوند.

از آنجا که بلور سنگ‌های تشکیل دهنده باتولیت‌ها اغلب درشت است، تصور می‌شود زمان تشکیل و تبلور آنها بسیار کند و طولانی سبب ظاهرشدن آنها در سطح زمین می‌شود (شکل ۱-۶).

به جز باتولیت‌ها، ساختهای محدودتری نیز از مواد آذرین در داخل پوسته پدید می‌آید. این پدیده‌ها حاصل تزریق شدن ماقما در بین سنگ‌های مجاوراند (شکل ۶-۲).

؟ تفاوت و تشابه سیل و دایک در چیست؟



شکل ۶-۲ - شکل‌هایی از انجماد مواد مذاب در پوسته زمین

ذوب و تبلور : اگر بخواهیم یک کانی متابولور را در آزمایشگاه ذوب کنیم لازم است آن را در کوره قرار دهیم و دمای آن را تدریجیاً زیاد کنیم و آن را به نقطه ذوب برسانیم. در حالت متابولور، یون‌های سازنده کانی با نظم و ترتیب معینی پهلوی هم چیده شده‌اند و حول یک نقطه ثابت ارتعاشات اندکی از خود بروز می‌دهند. با افزایش دما، یون‌ها دچار ارتعاش بیشتر می‌شوند و در نتیجه به یکدیگر برخورد می‌کنند، پس فضای بیشتری نیاز دارند. این وضع، سبب افزایش فاصله بین یون‌ها و انبساط ماده جامد می‌شود. در نقطه ذوب، فاصله یون‌ها، از هم زیادتر شده و شدت ارتعاشات بر نیروی پیوند شیمیایی یونی فایق می‌آید، نتیجه آنکه :

- ۱- نظم و ترتیب ساختمان بلورین از بین می‌رود.
- ۲- حجم ماده بیشتر شده و در نتیجه چگالی مایع مذاب کمتر از چگالی جامدی است که از آن به وجود می‌آید.

در حالت تبلور، عکس پدیده ذوب رخ می‌دهد. با کاهش دمای ذوب، یون‌ها به یکدیگر تزدیک‌تر می‌شوند و حرکت آزادانه خود را تقریباً از دست می‌دهند.



اسیدین



گرانیت

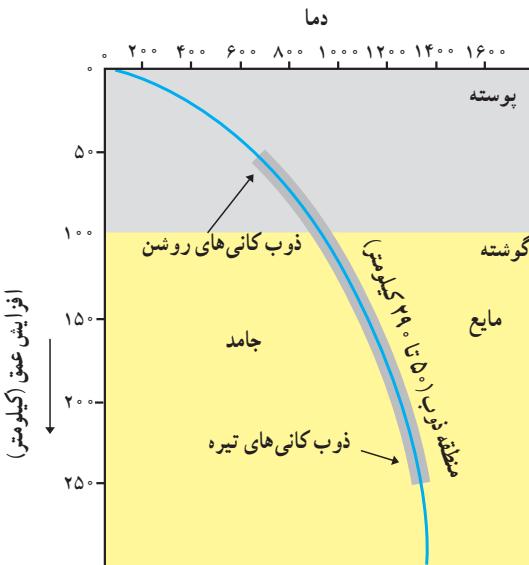
شکل ۳-۶—دو نمونه سنگ آذرین درونی و بیرونی

تشکیل ماقما : در حالت کلی، ماقما از ذوب سنگ‌های پوسته و یا گوشته طی فرایند بسیار پیچیده به وجود می‌آید. علاوه بر افزایش دما که پیوندهای یونی را در کانی‌ها سست و از هم جدا می‌کند و به اصطلاح موجب ذوب سنگ‌ها می‌شود، عوامل دیگری نیز در ذوب سنگ‌ها دخالت می‌کنند که یکی فشار و دیگری حضور مواد فزار و به ویژه، آب است.

افزایش فشار برخلاف گرما، باعث استحکام پیوندهای شیمیایی شده و در نتیجه مانع ذوب سنگ‌ها می‌شود و چون هر چه عمق زیاد شود فشار هم افزایش پیدا می‌کند، برای ذوب سنگ‌ها در اعماق زیاد، دمای پیشتری نسبت به سطح زمین لازم است. بنابراین در عمق معینی از زمین، اگر دما ثابت فرض شود ولی از مقدار فشار کاسته شود، ماده به حالت ذوب نزدیک‌تر می‌شود، و سرانجام عمل ذوب رخ می‌دهد.

آب نیز به علت ساختمان خاص مولکولی خود می‌تواند مانند گرما، جدا شدن پیوندهای یونی را در کانی‌ها آسان کند. چون آب در همه سنگ‌های پوسته زمین کم و بیش وجود دارد، لذا افزایش فشار بخار آب را باید عاملی در ذوب سنگ‌ها به حساب آورد.

اصولاً ذوب سنگ‌های درونی زمین به هر علت که اتفاق افتاده باشد شامل تمام کانی‌های سنگ نمی‌شود. به عبارت دیگر، سنگ‌های درون زمین از کانی‌های مختلفی تشکیل شده‌اند که نقطه ذوب آنها با هم تفاوت دارد، لذا در هنگام ذوب، بعضی از کانی‌های زودگذار ذوب می‌شوند و بقیه کانی‌ها، یعنی



شکل ۴-۶—رابطه میان دما و عمق. به منطقه ذوب مواد توجه کنید.

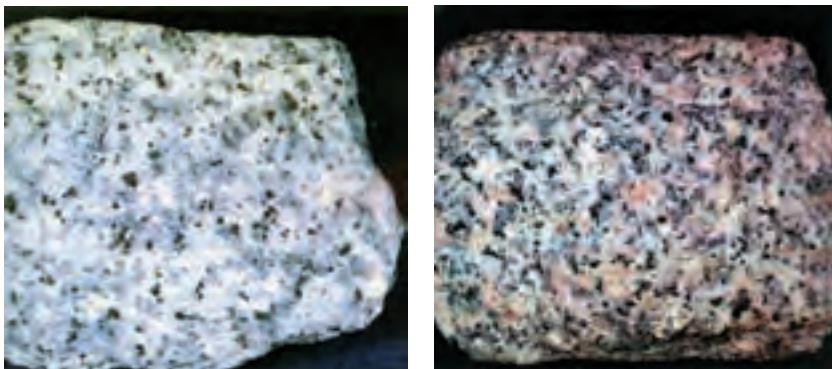
انواع دیرگداز آنها در تشکیل ماقما وارد نمی شوند. این قبیل ذوب را باید ذوب ناقص نامید. یکی از علل اختلاف ترکیب ماقماها، همین مقدار ذوب سنگ اصلی است که ممکن است ۵، ۱۰ یا ۲۰ درصد از سنگ اصلی و یا بیشتر ذوب شود (شکل ۶-۴).

جدول ۱-۶—ترکیب عمومی سنگ‌های آذرین

نمونه	دماهی ذوب	درجه غلاظت نسبی	عناصر مهم دیگر	درصد سیلیس	ترکیب
گرانیت	$\sim 600-800^{\circ}\text{C}$	بالا	Al, K, Na	$\text{SiO}_4 > 66\%$	اسیدی
دیوریت	$\sim 600-1000^{\circ}\text{C}$	متوسط	Al, Ca, Na, Fe, Mg	$66\% > \text{SiO}_4 > 52\%$	متوسط
آنذربیت	$\sim 1000-1200^{\circ}\text{C}$	پایین	Al, Ca, Fe, Mg	$52\% > \text{SiO}_4 > 45\%$	بازی
گابرو	$> 1200^{\circ}\text{C}$	خیلی پایین	Mg, Fe, Al, Ca	$45\% > \text{SiO}_4$	فوق بازی
پریدوتیت					

نوع کانی‌ها

نوع کانی‌های سنگ‌های آذرین کاملاً بستگی به ترکیب شیمیایی این سنگ‌ها دارد. کانی‌هایی که در یک سنگ آذرین فراوان‌تر باشند بر ظاهر سنگ اثر می‌گذارند. چنانکه سنگ‌های پُرسیلیس به علت وفور کوارتز و فلدسپات، ظاهری روشن داشته (سنگ‌های اسیدی) و سنگ‌های کم سیلیس و به اصطلاح بازیک (و خیلی بازیک) به علت وفور کانی‌های آهن و منیزیم‌دار رنگ تیره‌تر از خود ظاهر می‌سازند (جدول ۱-۶). به این ترتیب، با توجه به رنگ سنگ (به شرط آنکه منظره تازه شکسته شده سنگ در نظر گرفته شود) می‌توان تا اندازه‌ای به ترکیب سنگ بی‌برد.



شکل ۱-۶—دو نمونه سنگ گرانیت

همه کانی‌های موجود در یک سنگ آذرین در یک زمان از مآگمای مذاب جدا نمی‌شوند، یعنی هر کانی در دمای خاص متبلور می‌شود. چنانکه الیوین در دمای 160°C درجه اولین کانی است که از یک مآگمای بازیک (بازالت) متبلور می‌شود و پیروکسن در دمای کمتر از آن، مثلاً در حدود 140°C درجه سانتیگراد به وجود می‌آید. پس، وقتی که مآگمای داغ، شروع به سرد شدن کند، در دماهای مختلف، کانی‌هایی با ترکیب‌های متفاوت می‌توانند از مایع جدا شوند. با ادامه این عمل، ترکیب مایع مذاب باقیمانده تغییر می‌کند.

یکی از پژوهش‌های بی‌سابقه در مورد تبلور مآگما، به وسیله بون (Bowen) ژئوفیزیک‌دان امریکایی انجام شد. به عقیده او پیشتر مآگماها ترکیب بازالتی دارند. از این مآگما مطابق شکل ۱-۶، ضمن سرد شدن تدریجی، کانی‌های مختلف و در نتیجه سنگ‌های آذرین متفاوت به وجود می‌آید. بون در آزمایش‌های خود مشاهده کرد نخستین کانی‌هایی که از سرد شدن مآگما حاصل می‌شود الیوین و پلازیوکلاز کلسیم‌دار است. از تجمع این دو کانی همراه با مقداری پیروکسن، سنگ بازالتی یا

دما	سری بروون	نوع سنگ
دماهای بالا (اولین مرحله تبلور)	الیوین پیروکسن آمفیبیول میکای سیاه فلدیسپات پتاسیم دار میکای سفید کوارتز	کلسیم زیاد فوق بازی (پریدوتیت) بازی (باالت / گابرو) خنثی (آنذیت / دیوریت) اسیدی (ربولیت / گرانیت)
دماهای پایین (آخرین مرحله تبلور)	+ + -	سدیم زیاد

شکل ۶—۶— واکنش‌هایی که بر اساس نظریه بروون در ماقمای بازالتی صورت می‌گیرد.

معادل درونی آن گابرو به وجود می‌آید. با ادامه تبلور، ترکیب ماده مذاب باقیمانده تغییر می‌کند. یعنی تقریباً قسمت مهمی از آهن، منیزیم و کلسیم خود را از دست می‌دهد. در عوض ماده مذاب از عنصری که تا کنون در ساختمان ماده‌ای وارد نشده‌اند (سدیم و پتاسیم) غنی می‌شود و در عین حال مقدار سیلیس نیز در مایع مذاب زیاد شده است.

ولی اگر نخستین بلورها (یعنی الیوین و پلازیوکلاز کلسیم دار) در محلول باقی بمانند و با مایع وارد واکنش شوند، کانی‌هایی با درجات حرارت پایین تراز خود را به وجود می‌آورند و این وضع ادامه می‌یابد. این توالی تشکیل کانی‌ها سری واکنشی بروون می‌گویند. در شکل ۶—۶ در سمت چپ و بالا، کانی الیوین تشکیل شده و با مایع مذاب باقی مانده واکنش نموده و پیروکسن به وجود آمده است.

به عنوان مثال

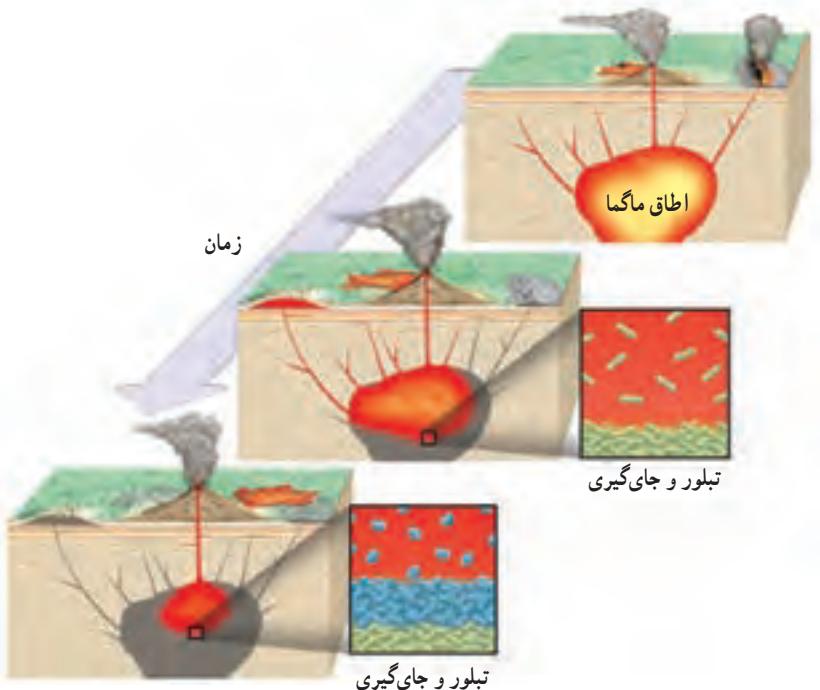
پیروکسن → مایع مذاب باقیمانده + الیوین

آمفیبیول → مایع مذاب باقیمانده + پیروکسن

بیوتیت → مایع مذاب باقیمانده + آمفیبیول

در انتهای، یعنی پس از انجامد قسمت اعظم ماقما، بلورهای ارتوکلاز، مسکوویت و کوارتز از باقیمانده ماده مذاب متبلور می‌شوند. در قسمت راست نیز ابتدا پلازیوکلاز کلسیم دار و سرانجام پس از واکنش‌های متعدد پلازیوکلاز سدیم دار حاصل می‌شود. به این ترتیب با توجه به رنگ‌های مختلف در

متن شکل، لااقل چهار نوع سنگ با ترکیب کانی‌شناسی متفاوت به وجود می‌آیند و به این طریق می‌توان ثابت کرد که بر اثر جدا شدن بلورهای اولیه (مثلاً تهنشین شدن در کف اطاق ماگمایی) و عدم واکنش با مایع باقیمانده و انجامداد، سنگ‌های آذرین مختلفی به وجود می‌آیند (شکل ۷-۶).



شکل ۷-۶— جدا شدن بلورهای اولیه و تهنشین شدن در کف اطاق ماگمایی

بافت

بافت یک سنگ آذرین به اندازه، شکل و آرایش کانی‌های موجود در سنگ اشاره می‌کند. نخستین چیزی که در سنگ مشاهده می‌شود اندازه یا درشتی بلور است. به کمک بافت می‌توان یک سنگ آذرین درونی را از انواع بیرونی مشخص کرد. آیا می‌توانید چگونگی آن را ذکر کنید؟ به طور کلی سنگ‌های آذرین را از روی بافت، به انواع درشت بلور، ریز بلور، شیشه‌ای (فاقد بلور)، پورفیری و اسفنجی طبقه‌بندی می‌کنند. هر قدر سرعت سرد شدن کندر باشد، تعداد مراکز تبلور کمتر بوده و یون‌ها فرصت کافی برای مهاجرت به سوی مراکز تبلور را خواهند داشت. در نتیجه، تعداد بلورها اندک، ولی اندازه آنها بزرگ می‌شود. در عوض، اگر سرعت سرد شدن زیاد باشد، عکس حالت فوق اتفاق می‌افتد، به طوری که سنگ‌ها فاقد بلور بوده و به اصطلاح شیشه‌ای هستند یعنی چون به

سرعت سرد می‌شوند، لذا در آنها ساختمان منظم بلورین وجود ندارد. (مانند اُبیسیدین). در بافت پورفیری بلورهای درشت در زمینه‌ای فاقد بلور با ریز بلور قرار دارند. وجود این بافت حاکی از آن است که سنگ در دو مرحله سرد شده است. مرحله اول در اعماق (درشت بلورها)، مرحله دوم در مسیر حرکت و نزدیک شدن به سطح زمین (ریز بلورها) و یا در سطح زمین که خمیره سنگ، سریعاً انجماد یافته است.

بافت حفره‌دار و اسفنجی نیز در سنگ پا و بو که معدنی دیده می‌شود که به علت خروج گازها از گدازه در حال انجماد، چنین سنگ‌های حفره‌داری به وجود می‌آید.

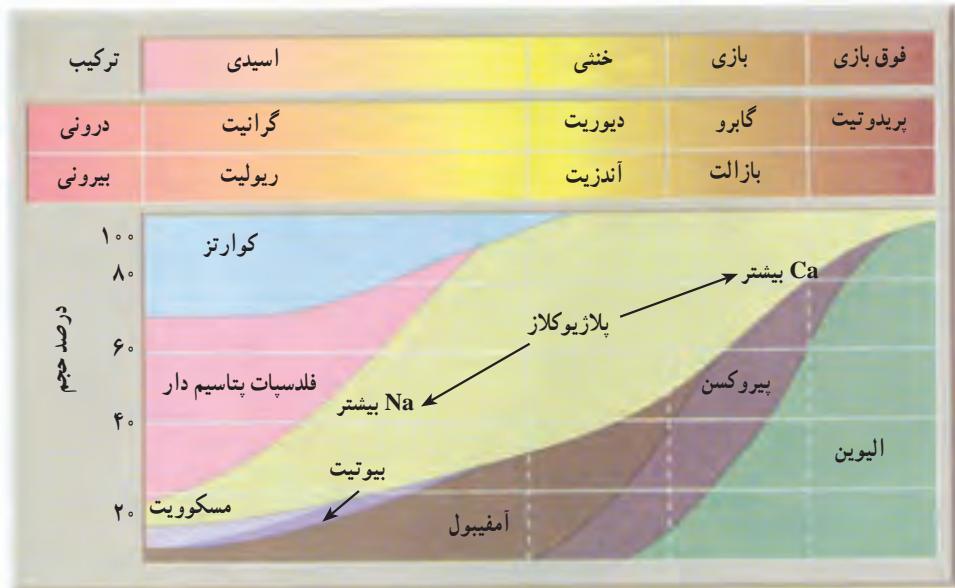


شکل ۸—۶ — انواع بافت سنگ‌های آذرین متناسب با شرایط تشکیل آنها

طبقه‌بندی

سنگ‌های آذرین را می‌توان براساس ملاک‌های زیر طبقه‌بندی کرد :

- ترکیب شیمیابی که به مقدار سیلیس موجود در سنگ وابسته است.
- نوع کانی‌های تشکیل دهنده سنگ.
- بیرونی و درونی بودن آنها (بافت سنگ).



شکل ۹-۶- رده‌بندی و ترکیب کانی شناسی اقسام مهم سنگ‌های آذرین

- در شکل ۹-۶، با ادغام سه مورد فوق، اقسام مهم سنگ‌های آذرین، نشان داده شده است. در بررسی این شکل به ۳ نکته زیر توجه کنید :
- (الف) یک ماده مذاب ممکن است در اعماق و یا در سطح زمین سرد شود. در این حالت دو نوع سنگ به وجود می‌آید که از نظر شیمیایی و کانی شناسی شبیه به هم هستند، ولی از نظر بافت با هم تفاوت دارند. بنابراین، هر سنگ آذرین درونی یک معادل بیرونی خواهد داشت.
- (ب) در این شکل، اقسام سنگ‌هایی که بافت تمامًا شیشه‌ای و حفره‌دار دارند، دیده نمی‌شود. مسلماً این سنگ‌ها معادل درونی هم دارند.
- (ج) رنگ سنگ‌های آذرین تابع کانی‌های موجود در آنها و وسیله خوبی برای تشخیص و نام‌گذاری سنگ‌هاست. در اینجا برای توجه به اینکه کدام یک از سنگ‌ها دارای رنگ روشن و کدام یک تیره رنگ است از رنگ‌های مختلف استفاده کرده‌ایم.

بیشتر بدانید

پگماتیت

پگماتیت، به سنگ‌های آذرینی گفته می‌شود که بلورهای تشکیل دهنده آنها به طور غیرطبیعی بزرگ باشد. بلورهای موجود در بیشتر پگماتیت‌ها قطری بیشتر از یک سانتیمتر دارند، اما در بعضی از این سنگ‌ها، بلورهای یک مترا و بزرگ‌تر هم دیده شده است. در اوتارایو کانادا، پگماتیت‌هایی با بلورهای چند متر مربعی میکای سفید یافته شده است. فلدوپات‌های بعضی از این سنگ‌ها هم گاهی چندین متر مکعب حجم داشته‌اند. بیشتر پگماتیت‌ها ترکیب گرانیتی دارند و محتوی بلورهای درشت کوارتز، فلدوپات و میکای سفیدند. این سنگ‌ها را به خاطر محتوای کانی‌های آنها استخراج می‌کنند. در بعضی از پگماتیت‌ها، علاوه بر کانی‌های فوق، عناصری چون لیتیم، سریم، اورانیم و جواهرات نیمه قیمتی مانند توپاز و تورمالین هم یافته شده‌اند. بیشتر پگماتیت‌ها در میان توده‌های بزرگ آذرین، یا درون دایک‌ها و رگه‌ها قرار دارند و در اواخر مراحل متبلور شدن مانگما تشکیل می‌شوند. در ایران پگماتیت را می‌توان در نقاطی از کوه الوند و خواجه مراد مشهد مشاهده کرد.

فعالیت

تشخیص سنگ‌های آذرین و طبقه‌بندی آنها

– چند نوع سنگ آذرین مختلف را از آزمایشگاه دیبرستان بگیرید و آنها را با ذره‌بین به دقت مشاهده کنید. بافت هر سنگ را تعیین کنید. اگر دانه‌ها درشت‌اند و با چشم دیده می‌شوند، بافت را دانه درشت محسوب کنید. اگر دانه‌ها چنان ریزند که به سختی تشخیص داده می‌شوند بافت از نوع دانه ریز است. سنگ‌ها را بر همین اساس، به دو گروه تقسیم کنید.

- ۱- تفاوت میان اندازه بلورها در سنگ‌های آذرین بیرونی و درونی در چیست؟
- ۲- اگر اندازه بلورهای یک سنگ به طور قابل توجهی متفاوتند، سنگ از چه گروهی است؟
- اکنون، به رنگ سنگ‌ها توجه کنید. آیا سنگ‌ها روشن، تیره یا متوسط‌اند؟ یک بار هم سنگ‌ها را بر این اساس طبقه‌بندی کنید.

۱- کانی هایی که سنگ را تیره می کنند، از کدام نوعند؟

۲- زمینه سنگ را کدام کانی ها تشکیل داده اند؟

۳- سعی کنید نوع بلورهای درشت تشکیل دهنده سنگ را تشخیص دهید.

با استفاده از نمودار صفحه ۷۷ بر اساس ترکیب و اندازه دانه ها، نامی برای سنگ انتخاب و جدول زیر را کامل کنید.

نام احتمالی	نوع کانی ها	رنگ	بافت	نمونه سنگ
				- ۱
				- ۲
				- ۳
				- ۴
نتیجه گیری :				

– چرا سنگ های آذرین دارای یک ترکیب، گاهی دانه هایی در اندازه های نامساوی دارند؟

– اصولاً تشخیص سنگ آذرین به کدام مبنا صورت می گیرد؟

– فرق ابسیدین با سنگ های آذرین دیگر در چیست؟

موارد استفاده

بعضی از سنگ های آذرین به ویژه گرانیت ها و گابروها را پس از برش و صیقل دادن به علت زیبایی، مقاومت زیاد و دوام طولانی به عنوان سنگ های تزیینی استخراج می کنند. از رگه های سیلیس در صنایع شیشه سازی و از رگه های فلدسپات در صنعت چینی سازی استفاده می کنند. از پوکه معدنی که سنگ سبک و متخلخل است و سیمان گیری خوبی دارد، به عنوان عایق در ساختمان ها استفاده می شود. از سنگ پانیز که نوعی سنگ حفره دار است، جهت سائیدن و پرداختن چوب استفاده می کنند.

بعضی از فلزات اقتصادی و با ارزش نظیر طلا، نقره، مس، جیوه، سرب، پلاتین، اورانیم و گرم توسط فرایندهای آذرین فراهم می شود. مثلاً در محل آستانه اراک در قدیم، صنعت طلاشویی جهت استخراج طلا از رسوبات آبرفتی (که خود از فرسایش گرانیت بوجود می آید)، رواج داشته است. در معدن مس سرچشممه نیز توسط فرایندهای آذرین و براثر جریان محلول های داغ، مس در شکستگی ها

و حفره‌ها متمرکز شده است. بسیاری از چشمه‌های آبگرم در مجاورت مناطق آتشفسانی جوان قرار دارند از آن جمله در اردبیل (تزدیک آتشفسان سبلان)، بسیاری از چشمه‌های آبگرم اطراف دماوند و یا بستانآباد آذربایجان شرقی.

از فرسایش و هوازدگی کانی‌های آذرین، خاک به وجود می‌آید که در واقع تکیه‌گاه و محل زیست و منبع تغذیه موجودات زنده در سطح زمین است و اگر فعالیت‌های آذرین وجود نداشت خاک که غذای انسان از آن تأمین می‌شود، به صورت فعلی به وجود نمی‌آمد.

تحقیق کنید

درباره سنگ‌های آذرین اطراف شهر خود (در صورت وجود) اطلاعاتی جمع‌آوری کنید. این سنگ‌ها بر اثر فعالیت‌های بیرونی به وجود آمده‌اند یا فعالیت‌های درونی؟ موارد استفاده آنها چیست؟