



سری های ماگمایی

دانشگاه شهید بهشتی

و

مرکز پژوهشی زمین شناسی پارس
(آرین زمین)

دکتر منصور قربانی

سری های ماگمایی

سری آلکالن

سری
کالکوآلکالن

سری تولئیتی

سری کوماتئیتی

سری شوشونیتی

سری تحولی

سری پیکریتی

سری بونونیتی

خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری تولییتی

• از نظر شیمی:

- میزان سیلیس زیاد

- از نظر سدیم و پتاسیم و دیگر عناصر آلكالن، همچنین عناصر خاکی نادر و به‌طور کلی عناصر لیتوفیل با شعاع یونی زیاد و مواد فرار، نسبت به سایر سری‌ها فقیرتر است.

- شامل بازالت تولییتی، سنگ‌های حدواسط و سنگ‌های اسیدی است.

• از نظر محیط پیدایش:

- در محیط‌های MORB (مناطق سازنده) رخ می‌دهد.

• از نظر کانی‌شناسی:

- کوارتز در نورم محاسبه می‌شود و هیچ وقت فوئید ندارد بنابراین نورم حساب شده برای سری تولییتی نشان می‌دهد که این سری، از نظر سیلیس (در ترم‌های بازیک)، نسبت به سایر سری‌ها غنی‌تر است.

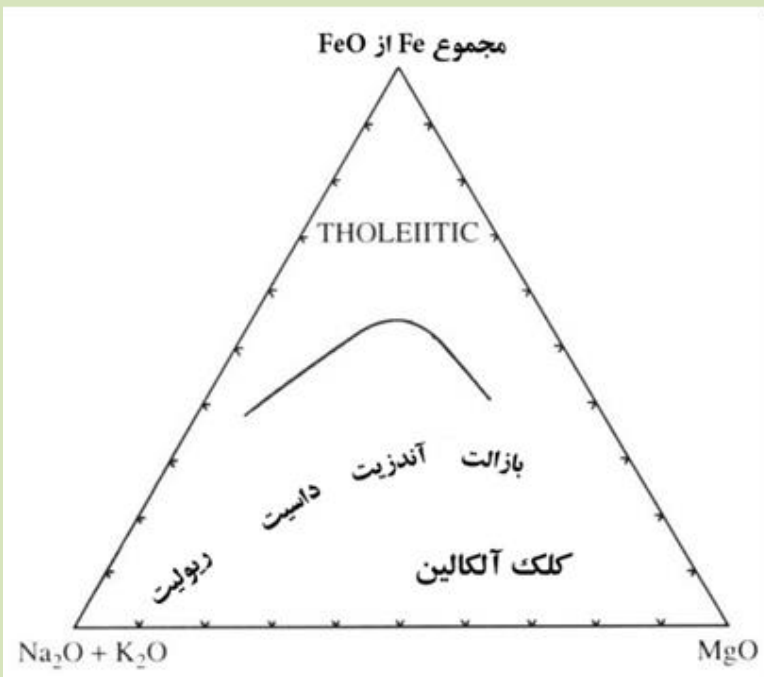
خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری تولییتی

• از نظر کانی‌شناسی:

- پیژونیت (کلینوپیروکسن فقیر از کلسیم)، یکی از کانی‌هایی است که در تولییت‌ها دیده می‌شود. به‌همین جهت کونو (۱۹۶۸) ترجیح داد که سری تولییتی را سری پیژونیت بنامد.
- الیوین، هرگاه در سری تولییتی وجود داشته باشد، به‌صورت درشت‌بلور (فنو کریستال) دیده می‌شود که دارای حاشیه واکنشی است. بدین ترتیب که، الیوین با خمیره سنگ که غنی از سیلیس است واکنش داده و به ارتوپیروکسن تبدیل می‌شود. الیوین در ترم‌های حدواسط وجود ندارد و اگر در ترم‌های اسیدی دیده شود، ترکیب آن به فایالیت نزدیک‌تر است.
- کلینوپیروکسن و ارتوپیروکسن، تحولات کانی‌شناسی با افزایش آهن از مرکز بلور به‌طرف حاشیه صورت می‌گیرد.
- کوارتز و فلدسپات‌های آکالن از کانی‌های مهم ترم‌های اسیدی سری تولییتی هستند.

سری تولئیتی



در نمودار AFM ترم‌های حدواسط سری تولئیتی، از لحاظ آهن، بسیار غنی‌تر از ترم‌های حدواسط سایر سری‌ها است. به‌نظر کونو در ترم‌های حدواسط سری تولئیتی، درصد زیاد آهن به‌علت تفریق ماگمای تولئیتی تحت فشار بخشی کم اکسیژن بوده است.

میاشیرو (۱۹۷۴) از نمودار تغییرات SiO_2 در مقابل $(\text{FeO} + \text{MgO})$ برای تشخیص سری تولئیتی از کالکوالکالن استفاده کرده است. بعدها نمودارهای مختلفی جهت تفکیک سری تولئیتی از دیگر سری‌ها توسط پترولوژیست‌ها ایجاد و به‌کار گرفته شد.

خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری کالک آلکالن

• از نظر شیمی:

- سنگ‌های سری کالکوآلکالن که کونو آن را سری هیپرستن نامیده است، نیز مانند سنگ‌های سری تولئیتی، دارای ترم‌های غنی از سیلیس هستند (میزان SiO_2 بین سری آلکالن و تولئیتی).
- میزان Al_2O_3 زیاد و بیش از ۱۷ درصد می باشد.
- مقدار عناصر آلکالن و نیز عناصر کمیاب و مواد فرار آنها از سری تولئیتی بیشتر است و عناصر ناسازگار بین آلکالن و تولئیتی است.

• از نظر محیط پیدایش:

- در محیط‌های فرورانش و بیشتر در حاشیه فعال قاره‌ای دیده می‌شوند.
- نقاط معرف سنگ در نمودار $\text{K}_2\text{O}+\text{Na}_2\text{O}/\text{SiO}_2$ در حدفاصل محدوده سنگ‌های آلکالن و تولئیتی قرار می‌گیرند، اما همیشه مقدار سدیم از پتاسیم بیشتر است.

سری کالکوالکان از نظر کانی‌شناسی

- از ویژگی‌های این سری فراوانی سنگ‌های ترم‌های حدواسط است. از نظر کانی‌شناسی مشابه آندزیت است.
- در ترم بازیک هیپرستن است.
- ارتوپروکسن‌ها، شاخص سری کالکوالکان هستند که به‌صورت فنوکریست و میکروکریستالین دیده می‌شوند.
- پیژونیت، در این سنگ‌ها، وجود ندارد یا نادر است.
- در ترم‌های بازیک و حدواسط، الیوین به‌صورت فنوکریست دارای حاشیه واکنشی دیده می‌شود.
- آمفیبول و بیوتیت نیز از جمله کانی‌های ترم‌های حدواسط این سری می‌باشند.

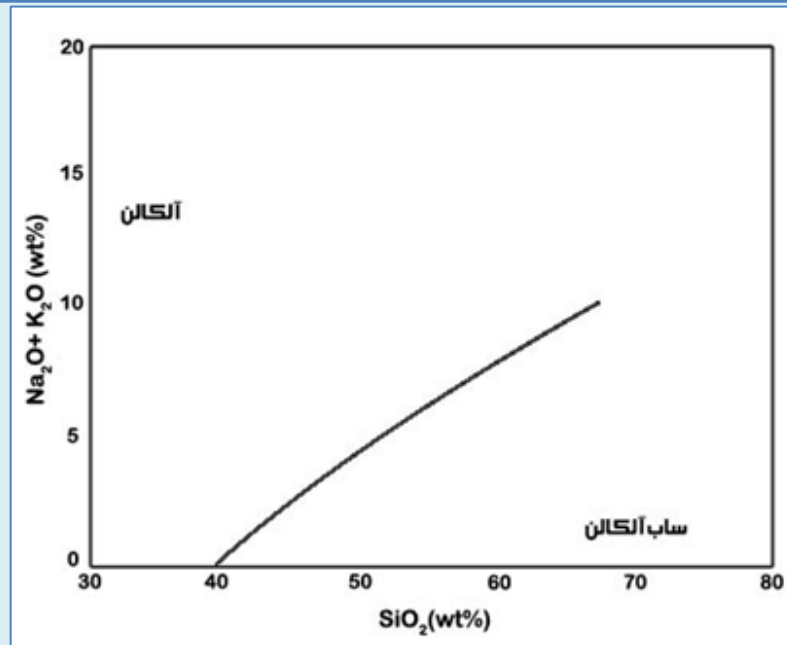
خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری آلکالن

- از نظر شیمی:
- فقیر از SiO_2
- غنی از عناصر آلکالن
- از عناصر آلکالن و عناصر خاکی نادر و مواد فرار (به‌ویژه CO_2 و هالوژن‌ها) غنی می‌باشند.
- از نظر محیط پیدایش:
- در محیط‌های درون قاره ای رخ می‌دهد.
- از نظر کانی شناسی:
- وجود الیوین پایدار و بدون حاشیه واکنشی (به‌صورت فنوکریست و میکروکریستالین).
- پیروکسن از نوع اژرین دارد.
- آمفیبول از نوع ربکیت است.
- وجود فلدسپاتوئید (نفلین، آنالسیم، لوسیت).
- عدم وجود ارتوپروکسن و پیژونیت.
- در محاسبه نورم آنها همیشه مقداری الیوین و فلدسپاتوئید به‌دست می‌آید.

سری آلکان

- در نمودار $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}$ در مقابل SiO_2 ، سری آلکان بالای سری کالکوالکان (ساب آلکان) قرار می گیرد.



سری آلکالن

- سری آلکالن شامل بازالت آلکالن، بازانیت و نفلینیت است.
- از تفریق بازالت آلکالن، تراکیتی به دست می‌آید که از نظر سیلیس، فقیر و یا خیلی کم غنی است.
- از تفریق بازالت آلکالن، به ندرت ریولیت حاصل می‌شود. بازانیت‌ها و نفلینیت‌ها به طرف فنولیت تحول می‌یابند.
- ساگرسون و ویلیامز (۱۹۶۴) سری آلکالن را به دو دسته تقسیم کرده‌اند:
 - آلکالن قوی:
 - ترم‌های بازیک دسته آلکالن قوی شامل نفلینیت می‌باشند که بدون فلدسپات و از نظر سیلیس به شدت فقیر هستند.
 - آلکالن متوسط:
 - ترم‌های بازیک دسته آلکالن متوسط، شامل بازالت‌های آلکالن بدون فلدسپاتوئید هستند که فقط در نورم آنها فلدسپاتوئید مشاهده می‌گردد (کم‌تر از ۵ درصد).

سری تحولی

وجود سری‌های ماگمایی حدواسط بین ماگماهای تولئیتی و آلکالن نشان می‌دهد که از نظر کانی‌شناسی و ژئوشیمیایی، نمی‌توان برخی سری‌های ماگمایی را، واحدهای مستقل از یکدیگر دانست. به‌طوری‌که می‌توان یک ماگمای حدواسط بین این دوسری (آلکالن و تولئیتی) در نظر گرفت که ماگمای تحولی نامیده می‌شود.

این ماگمای حدواسط در برخی از اختصاصات با دوسری فوق مشابه است.

ناگفته نماند که چنین ماگمایی هیچ‌گاه اولیه نبوده، بلکه یک ماگمای تفریق یافته است.

سری ماگمایی تحولی، شامل بازالت‌های محتوی الیوین و هیپرستن نورماتیو، گدازه‌های حدواسط غنی از آهن (شبيه به سری تولئیتی) و گدازه‌های اسیدی هیپرالکالن است.

سری شوشونیتی

در سال‌های ۱۹۶۵ و ۱۹۶۸، جوپلاین درباره یک مجموعه آتشفشانی خاص که غنی از پتاسیم بود، تحقیقاتی به عمل آورد. وی این مجموعه را سری شوشونیتی نامید.

بعد از جوپلاین محققین دیگری نیز وجود سری شوشونیتی را در فعالیت‌های آتشفشانی حاشیه قاره‌ها و جزایر کمانی (قوسی) تشخیص دادند.

سری شوشونیتی در نمودار $\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O}$ در مقابل SiO_2 در محدوده سری آلکالن قرار می‌گیرد.

درصد پتاسیم این سری زیاد است و نسبت $K_2O/Na_2O \geq 1$ می‌باشد. این نسبت در بازالت‌های آکالن برابر ۰/۵ است.

سری
شوشونیتی
از نظر کانی
شناسی

درصد تیتانیم کم است.

درجه اشباع از سیلیس در شوشونیت‌ها متفاوت است. در نورم بعضی از سنگ‌های شوشونیتی کوارتز و در بعضی دیگر نفلین دیده می‌شود.

چاپل و مکنزی (۱۹۷۲) سری شوشونیتی را به ترتیب زیر تقسیم‌بندی و نام‌گذاری کرده‌اند:

گدازه‌های بازیک ($\text{SiO}_2 < 50\%$) به نام
آبساروکیت یا بازالت‌های شوشونیتی

گدازه‌های حدواسط ($50\% > \text{SiO}_2 > 57\%$) به نام شوشونیت‌ها

گدازه‌های اسیدی ($\text{SiO}_2 > 57\%$) به نام لاتیت‌ها

سری

شوشونیتی از

نظر کانی‌شناسی

وجود فنوکریست‌های دارای ساختمان منطقه‌ای (الیوین، کلینوپیروکسن،
پلاژیوکلاز و گاهی ارتوپیروکسن)

فراوانی فلدسپات‌های پتاسیم‌دار در خمیره و اطراف فلدسپات‌های
پلاژیوکلاز، حتی در ترم‌های بازیک و حدواسط

وجود الیوین غنی از فایالیت در خمیره سنگ

همچنین، در سری شوشونیتی ممکن است، کانی‌های دیگری نظیر
فلوگوپیت، آنالسیم (در آتشفشان استرومبولی)، لوسیت (در آتشفشان
فیجی) و کرسوتیت (در کشور پرو) دیده شوند.

ماگماهای مافیک - الترامافیک

- سری کوماتئیتی
- سری بونونیتی
- سری پیکریتی

خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری کوماتوئیتی

- از نظر شیمی:
 - میزان منیزیم بیش از ۱۸ است
 - عناصر آلکالن و ناسازگار کم (خیلی کم) است
- از نظر محیط پیدایش:
 - شاخص آرکئن است
- از نظر کانی شناسی:
 - بافت اسپینیفیکس دارد

سری کوماتئیتی

- با توجه به بافت اسپینیفکس که حاصل سرد شدن سریع است و دیگر اطلاعات ژئوشیمیایی و آزمایشگاهی معلوم می‌شود که ماگمای اولیه کوماتئیتی با حرارت بسیار بالا ($>1500^{\circ}\text{C}$) بوده و فاصله تبلور بین کانی‌ها زیاد است ($400-500^{\circ}\text{C}$).
- منشأ سری کوماتئیتی به‌عنوان ذوب مکرر گوشته پریدوتیتی فرض شده است. گوشته پریدوتیتی ابتدا مذاب بازالتی تولید می‌کند و سپس باقی‌مانده تهی شده گوشته، طی ذوب بعدی ماگمای کوماتئیتی ایجاد می‌کند و گرادیان حرارتی زیاد آرکئن به این مسئله کمک می‌کرده است.
- در حالی که برخی از محققین نقش گارنت را در تولید و تفریق سری کوماتئیتی مهم می‌دانند (گرین، ۱۹۷۵ و سان‌وینست، ۱۹۷۹)، اما به‌نظر دوبرتسوف و همکاران (۱۹۸۱) کوماتئیت‌ها از ماگمای آبدار با حرارت بالا مشتق شده‌اند. همچنین به‌نظر آنها، سری کوماتئیتی در طی زمان به سری بونونیت تبدیل شده است.

خصوصیات سری‌های ماگمایی به طور خلاصه

سری بونینیتی

- از نظر شیمی:
- میزان منیزیم از کوماتوئیتها کمتر است (حدود ۱۱ درصد)
- از نظر محیط پیدایش:
- در محیطهای جلو قوسی (فرورانش) رخ می دهد
- در فانروزوئیک است
- از نظر کانی شناسی:
- شبیه آندزیت است

سری بونونیتی

- وجود کلینوانستاتیت (اغلب در بخش ماریانیتی) و کرومیت و پیروکسن و گاهی الیوین با مقدار زیاد Cr_2O_3 و NiO نشان‌دهنده این است که این گدازه‌ها اصالت الترابازیکی دارند. در حالی که مقدار زیاد MgO و SiO_2 از ویژگی‌های شاخص این سنگ‌ها است.
- ممکن است این سنگ‌ها معادل خروجی پیروکسنیت‌ها در نظر گرفته شوند. تبلور کرومیت در میان سکانس تفریقی کانی‌ها از مشخصات این گدازه‌ها است و در نمونه‌های بسیار تفریق یافته کرومیت توسط مگنتیت کروم‌دار جایگزین می‌شود. میکروولیت‌های اسکلتی اوژیت، آمفیبول سریع متبلور شده و وجود شیشه نشانگر سریع سرد شدن سیال باقی‌مانده است و به‌ندرت میکروولیت‌های کوارتز و بیوتیت نیز یافت می‌شوند.

سری بونونیتی

- براساس شواهد مذکور، بروتسوف و همکاران (۱۹۸۱) پیشنهاد کرده‌اند که ماگمای اولیه این سری توسط ذوب بخشی آبدار پریدوتیت حاوی آمفیبول در حرارت $T \geq 1400^\circ\text{C}$ و فشار $P = 20-30 \text{ kbar}$ و فشار آب نسبتاً بالا $P_{\text{H}_2\text{O}} = 12-15 \text{ kbar}$ تولید شده است.
- اشباع بودن ماگمای مذاب از مواد فرار، تبلور پروتو انستاتیت در فشار $P \leq 10 \text{ kbar}$ و تبدیل آن به کلینوانستاتیت و سپس فوران ماگما به سطح و تبلور سریع ماگما از ویژگی‌های این گونه سنگ‌ها است.

سری پیکریتی

- پیکریت‌ها دارای شرایط تشکیل و ترکیب متفاوتی هستند و حداقل ۳ نوع قابل تشخیص است.
- سری پیکریت تولئیتی (a) که شاخص حوضه‌های حاشیه‌ای یا مرحله اولیه کافت اقیانوسی و سنگ‌های قدیمی مشابه آنها است (مانند جزیره بافین، کامچاتکای شرقی)؛ این نوع تقریباً مشابه سری کوماتئیتی است اما مقدار زیاد آلکالی (به‌خصوص K_2O)، Zr ، TiO_2 ، Hf و HREE مهم‌ترین موارد اختلاف است.
- سری سنگ‌های پیکریتی - میامیکت (b) تقریباً آلکالن (مثل پلاتفرم سیبری)؛ این نوع شاخص برای مناطق پلاتفرم و فازهای کراتونی شدن در سیستم‌های گسلی است.
- کیمبرلیت‌ها (c) و دیگر پیکروئیدهای آلکالن. این نوع منحصر به پلاتفرم‌های قدیمی است.

سری پیکریتی از نظر کانی‌شناسی

- ترتیب تبلور شامل ($O1 \rightarrow P1 \rightarrow Cpx \rightarrow Opx$) است و تفریق آنها به طرف الیوین‌بازالت در تمام پیکریت‌ها معمولی و عادی است.
- پلاژیوکلاز و الیوین ممکن است در فاز لیکوئیدوس در بازالت‌های الیوین‌دار و سنگ‌های حدواسط وجود داشته باشد.
- روند پلاژیوکلاز-الیوین از خصوصیت ژئوشیمی و پتروشیمی مهم پیکریت‌ها است.

با سپاسی