



ماگماتیسیم مناطق فرورانش (مناطق برخوردی)

دانشگاه شهید بهشتی

و

مرکز پژوهشی زمین‌شناسی پارس
(آرین زمین)

دکتر منصور قربانی

پیدایش انواع سنگ‌های آذرین در محیط کافت‌ها

در حالت کلی،
از دیدگاه
تکتونیک

صفحه‌ای
می‌توان چهار
محیط مختلف

را برای
سنگ‌های

آذرین در نظر
گرفت که

عبارت اند از:

مناطق برخوردی (فرورانش)

سنگ‌های آذرین تشکیل شده در داخل صفحات قاره‌ای
و اقیانوسی

ماگماتیسم مناطق فرورانش (مناطق برخوردی)

یکی از مناطقی که به وفور سنگ‌های ماگمایی دیده می‌شود، حاشیه‌های مخرب یعنی جایی که دو پوسته به هم برخورد می‌کنند، می‌باشند.

در این مناطق، معمولاً پوسته‌ای که چگالی بیشتری دارد (پوسته اقیانوسی) به زیر پوسته سبک‌تر (پوسته قاره‌ای) رفته و با فعل و انفعالاتی که صورت می‌پذیرد، انواع ماگماها به وجود می‌آید و بنابراین تنوع سنگ‌شناسی جالبی در این مناطق دیده می‌شود.

ماگماتیسم مناطق فرورانش (مناطق برخوردی)

| | |
|--|--|
| فرورانش بین دو پوسته اقیانوسی، مانند جزایر ساندویچ، ماریان و تونگا | در حالت کلی و برحسب چگونگی برخورد دو صفحه، سه نوع فرورانش وجود دارد که عبارت‌اند از: |
| فرورانش بین یک پوسته اقیانوسی و یک پوسته قاره‌ای، مانند سواحل غربی آمریکای جنوبی | |
| فرورانش بین یک پوسته اقیانوسی و یک پوسته حدواسط، مانند خلیج مکزیک | |

ماگماتیسم مناطق فرورانش (مناطق برخوردی)

فرورانش بین دو پوسته اقیانوسی

• جزایر قوسی

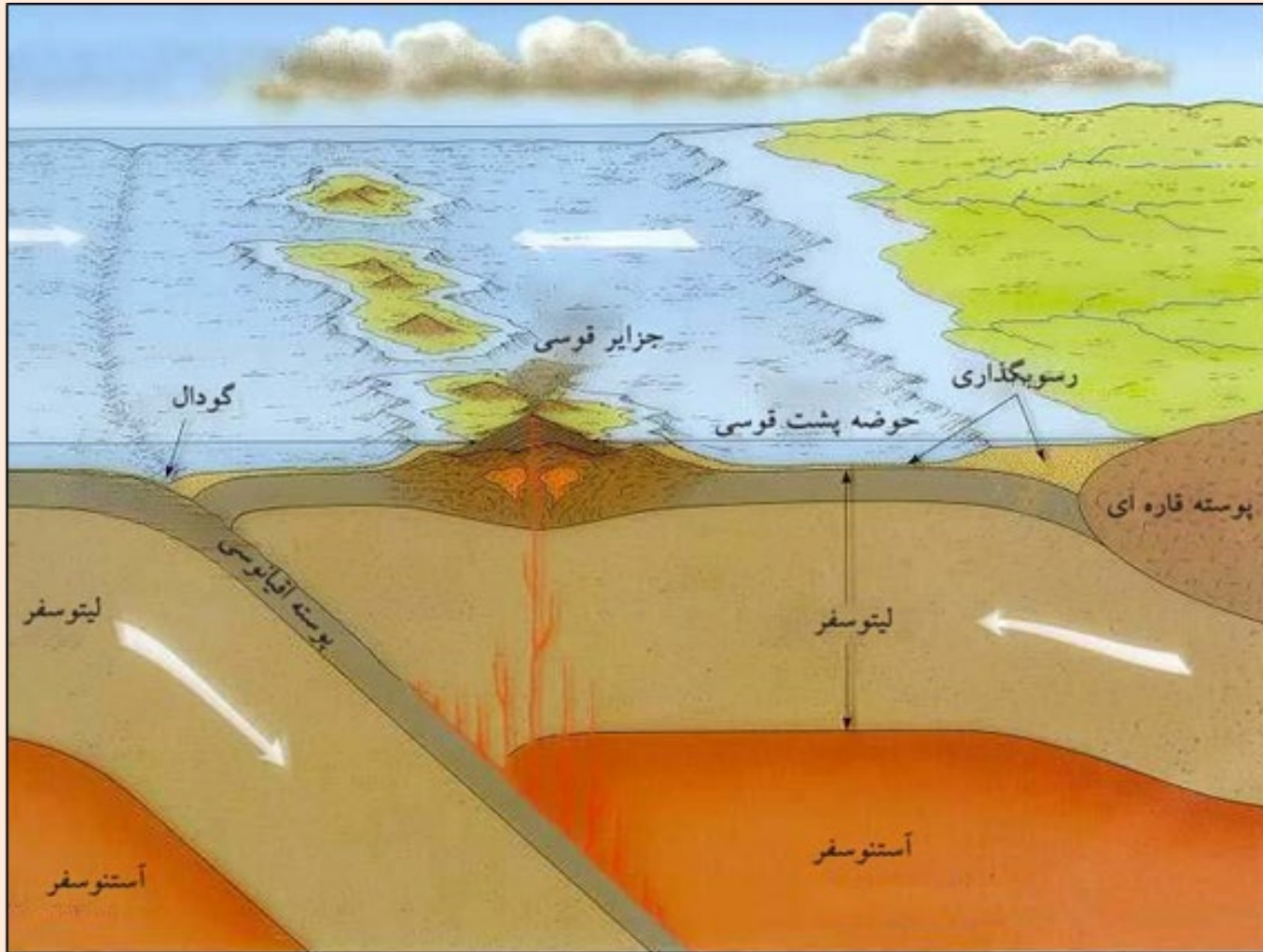
• حوضه‌های پشت قوسی

ماگماتیسم مناطق فرورانش (مناطق برخوردی)

جزایر قوسی

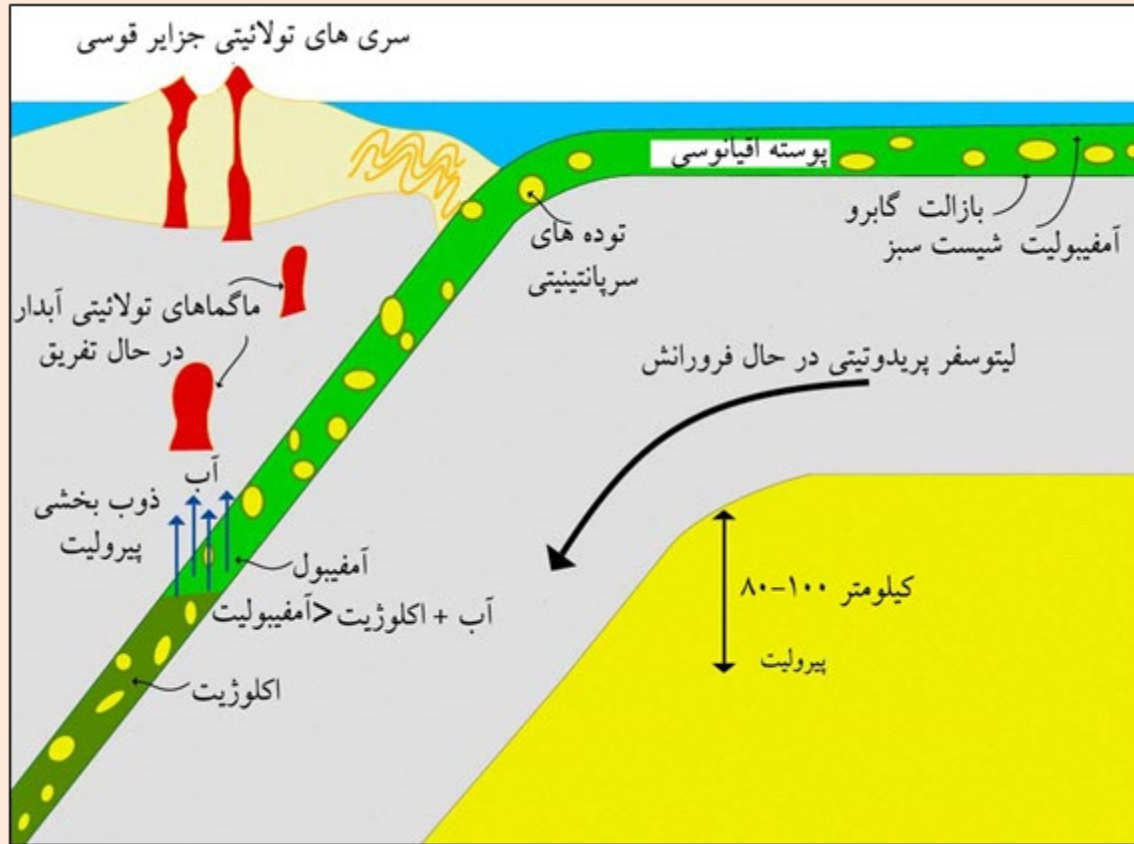
- جزایر قوسی اقیانوسی در محل‌هایی که یک ورقه لیتوسفری اقیانوسی به زیر ورقه اقیانوسی دیگر فرو می‌رود، دیده می‌شوند.
- از خصوصیات برجسته این جزایر، شکل زنجیره‌ای جزایر آتشفشانی است که به صورت خطی یا کمائی می‌باشد.
- در مجاورت آنها و به سمت پشت کمان، حوضه‌های حاشیه‌ای که توسط فرایندهای گسترش کف دریا ایجاد شده‌اند، قرار دارند.
- رسوبات در فوقانی‌ترین قسمت از پوسته اقیانوسی ایجاد می‌شوند و بلافاصله پس از خراشیده شدن ورقه‌ای که در حال فرورانش است، یک لبه در حال رشد در قسمت جلوی کمان شکل می‌گیرد.

جزایر قوسی



گسترش سیستم‌های اصلی جزایر قوسی را در اقیانوس‌های آرام، اطلس و اندونزی

مدل تکتونیکی جزایر قوسی

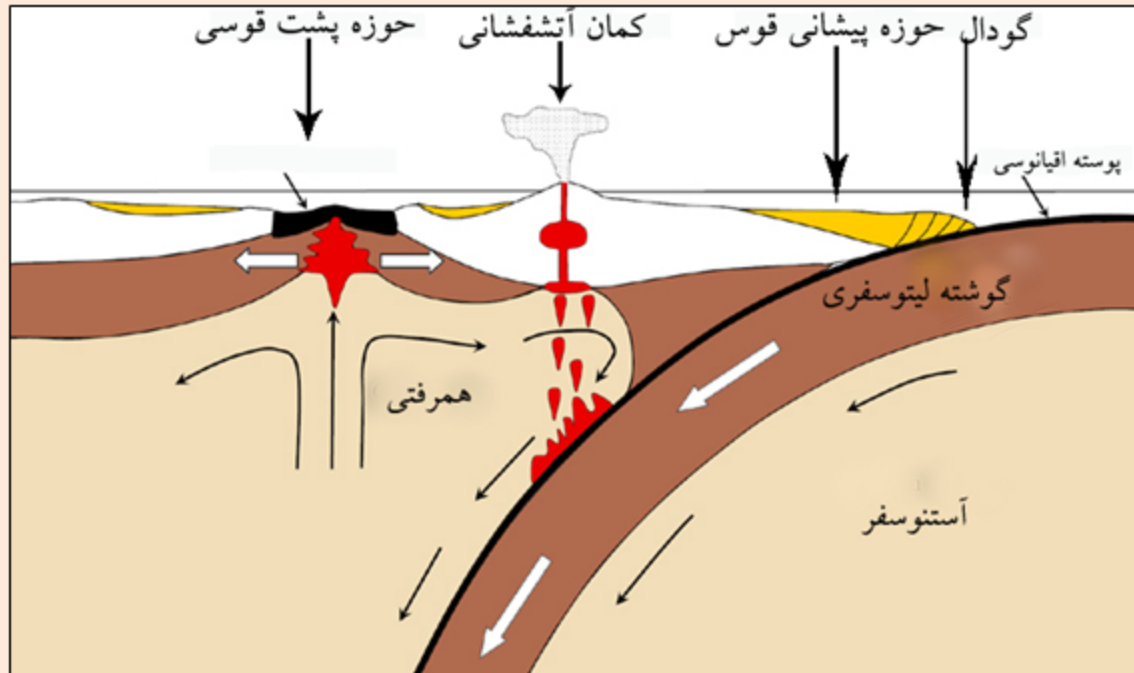


ماگماهای جزایر قوسی

ماگماهای جزایر قوسی می‌توانند توسط ذوب بخشی هریک از منابع زیر تولید شوند:

- آمفیبولیت، همراه یا بدون فاز مایع آبدار
- اکلوژیت، همراه یا بدون فاز مایع آبدار
- لرزولیت، همراه با فاز مایع آبدار
- لرزولیتی که ترکیب آن به وسیله واکنش با ماگمای سیلیکاته آبداری که از ذوب بخشی گوشته مشتق شده، تغییر یافته است.

شکل ظاهری کمانها



مدل جزیره قوسی که شامل گودال اقیانوسی، قسمت پیشانی کمان، کمان و پشت کمان می باشد

توصیف سری‌های ماگمایی

در این دیاگرام محل تمرکز ولکانیک‌های جزایر قوسی به ۴ سری ماگمایی مجزا تقسیم می‌شود:

دیاگرام K_2O
در برابر SiO_2

سری‌های پتاسیم پایین

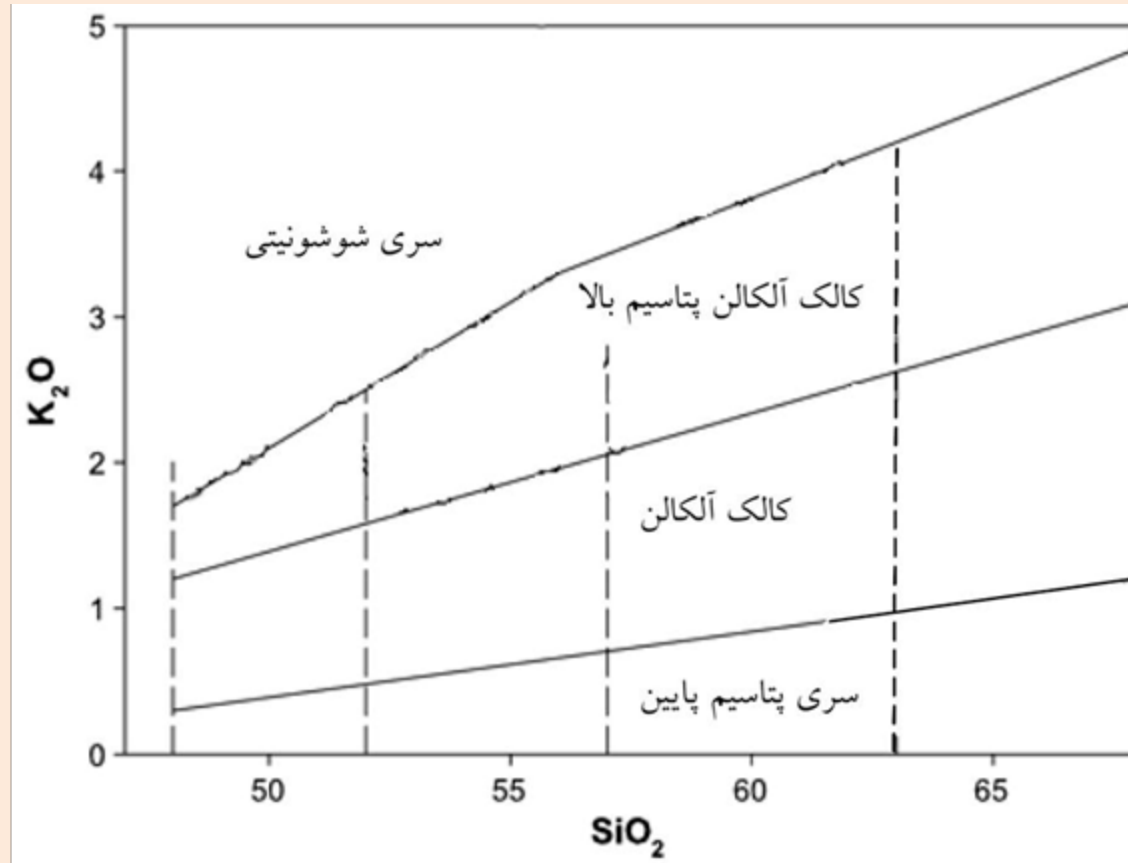
سری‌های کالکوآلکالن

سری‌های کالکوآلکالن پتاسیم بالا

سری‌های شوشونیتی

توصیف سری‌های ماگمایی

دیاگرام K_2O در برابر SiO_2



تفکیک سری‌های ماگمایی براساس میزان درصد اکسید سیلسیم به اکسید پتاسیم.

توصیف سری‌های ماگمایی

دی‌اگرم K_2O در برابر SiO_2

سری پتاسیم‌پایین می‌تواند مترادف با سری‌های تولئیتی جزایر قوسی در نظر گرفته شود و همچنین به سری‌های آلكالین منسوب گردد.

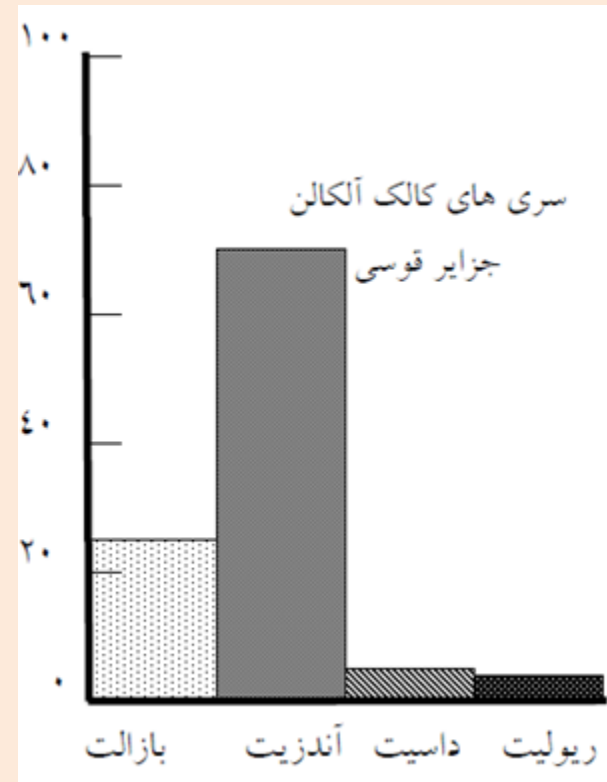
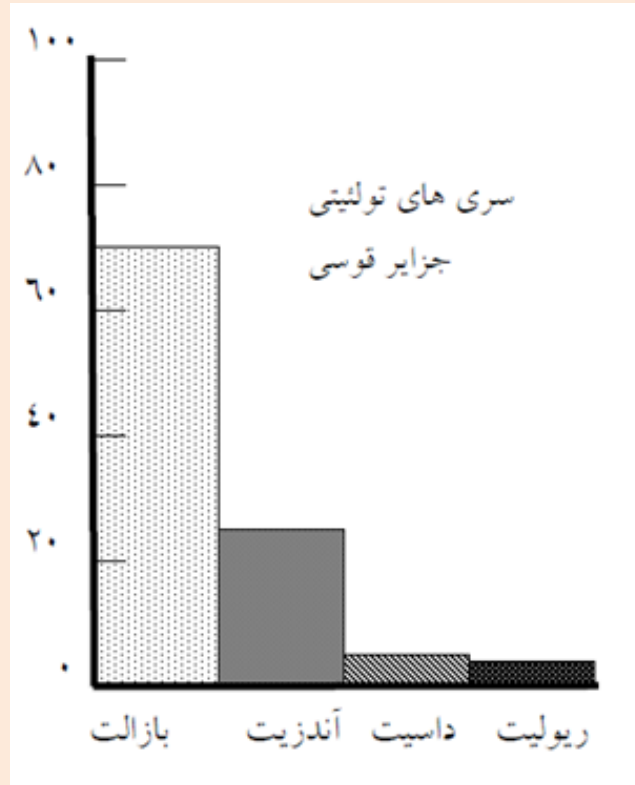
بخش‌های بازالتی از سری‌های کالکوالکالین اغلب به بازالت‌های آلومینیوم بالا منسوب می‌شوند.

با در نظر گرفتن انواع ماگماهای تکامل یافته، ارتباط فراوانی بازالت‌ها، آندزیت‌ها، داسیت‌ها و ریولیت‌های ایجاد شده در سری‌های تولئیتی و کالکوالکالین جزایر نشان داده شده است.

سری‌های کالکوالکالین پتاسیم بالا به‌طور کلی شبیه به سری‌های کالکوالکالین بوده، در حالی که سری‌های آلكالین و شوشونیتی عمدتاً بازالتی هستند، اما می‌توانند خیلی متغیر هم باشند.

توصیف سری‌های ماگمایی

دیاگرام K_2O در برابر SiO_2



توصیف سری‌های ماگمایی

دیاگرام SiO_2 در برابر FeO/MgO

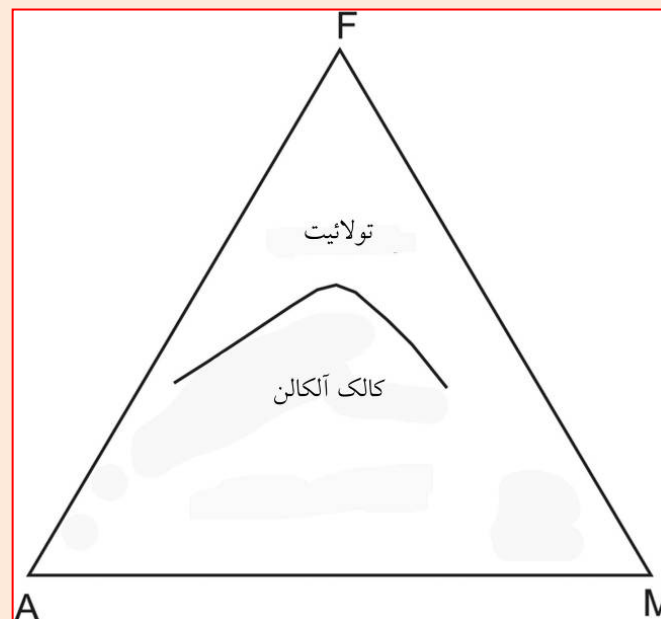
- سری‌های ماگمایی تولئیتی یا پتاسیم پایین توسط آهن فراوان مشخص می‌شوند. در عوض در سری‌های کالکوالکالن به صورت یکنواختی، مقدار آهن همراه با افزایش SiO_2 کاهش می‌یابد (میاشیرو، ۱۹۷۴).
- برخی از نمودارهای ژئوشیمیایی می‌توانند برای تفکیک چنین روندهایی مفید باشند.
- برای مثال نمودار مثلثی که شامل سه قطب $(\text{F}=\text{FeO}-, (\text{A}=\text{Al}_2\text{O}_3-3\text{K}_2\text{O})$ و $(\text{M}=\text{MgO})$ و $\text{TiO}_2+\text{Fe}_2\text{O}_3$ می‌باشد و اغلب به عنوان دیاگرام AFM شناخته می‌شود، می‌تواند برای نشان دادن روندهای واگرایی دو سری ماگمایی مفید باشد.

توصیف سری‌های ماگمایی

دیاگرام SiO_2 در برابر FeO/MgO

سری‌های تولیت ولکانیک جزایر قوسی توسط فوران‌های جریان‌های بازالت‌ها و آندزیت‌های بازالتی که لایه‌های ورقه‌ای کم‌ارتفاعی را در اطراف دانه مرکزی تولید می‌کنند، توصیف می‌شوند. در این سری سنگ‌های پیروکلاستیکی به‌خصوص جریان‌های پیروکلاستیکی غیرمعمول بوده و بسیار کمیاب هستند. بین گدازه‌های آفیریک (دانه‌ریز و شیشه‌ای) با سری‌های کالکوالکالن فاصله بسیار زیادی وجود دارد و کانی‌های آبدار مثل آمفیبول و بیوتیت در نهایت در این سری غایب هستند. این موضوع بیانگر کمی مواد فرار در ماگما‌های مولد آنها است.

در مقابل سنگ اصلی سری کالکوالکالن (شامل کالکوالکالن‌های پتاسیم بالا) یک آندزیت دو پیروکسنه با حدود ۵۹ درصد سیلیس وجود دارد. روند فوران‌ها، انفجاری‌تر از تولیت‌های جزایر قوسی بوده و پیروکلاستیک‌ها نیز به‌صورت ریزشی و جریان‌ی نهشته می‌شوند. ماگما‌های آندزیتی غلیظ‌تر از بازالت‌ها بوده و استراتوولکان‌های شیب‌داری تولید می‌کنند و اغلب با گنبد‌ها و یا سوزن‌های آتشفشانی در مراکز کراتر همراه می‌باشند. اکثر گدازه‌ها به‌شدت پورفیریتیکی بوده و پلاژیوکلاز کلسیک عمومی‌ترین فنوکریست آنها می‌باشد.



توصیف سری‌های ماگمایی

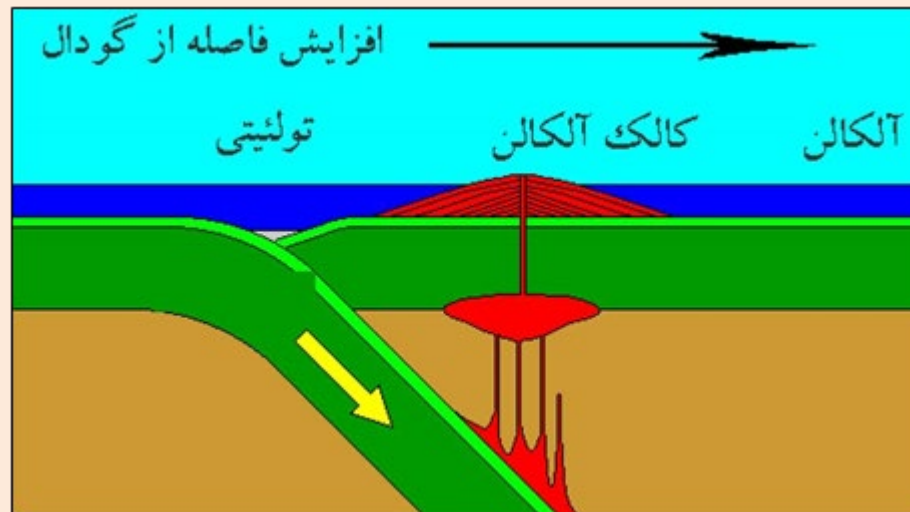
- رخداد کانی‌های هیدراته مثل آمفیبول و بیوتیت منعکس‌کننده طبیعت غنی از مواد فرار ماگماها می‌باشد.
- سری‌های ماگمای شوشونیتی بسیار متنوع‌ترند، ولی به‌طور میانگین شامل ۵۰ درصد بازالت، ۴۰ درصد آندزیت و ۱۰ درصد داسیت هستند. لفظ قاطع «ترم شوشونیتی» فقط بایستی برای سری‌های آلکالن پتاسیک به‌کار برده شود.
- علاوه بر سری‌های ماگمایی ذکر شده بالا در جزایر قوسی، یک گروه معمول از آندزیت‌های منیزیم بالا ($>6\% \text{ wt MgO}$) که بونینیت نامیده می‌شوند، نیز به‌وجود می‌آیند (بونینیت نوعی آندزیت الیوین-برونزیت‌دار با بافت شیشه‌ای، دارای مقدار کمی فلدسپات به‌صورت مودال یا بدون آن می‌باشد که توسط پیترسون در سال ۱۹۸۱ نام‌گذاری شده است). این سری‌های ماگمایی به‌وضوح به مناطق پیشانی کمان محدود شده‌اند.

تغییرات زمانی و مکانی در ماگماتیسیم جزایر قوسی

مدل‌های اولیه برای ماگماتیسیم جزایر قوسی براساس مطالعات کمان ژاپن بیان شده است.

در این کمان با افزایش فاصله از محل گودال، ماگماهای فوران یافته، ویژگی‌های آلکالن را نشان می‌دهند (کونو، ۱۹۵۹).

این امر نمایانگر گسترش ارتباط عمق با مقدار پتاسیم ماگما (K-h) می‌باشد که به‌موجب آن نسبت مستقیمی میان مقدار K_2O (K) ماگماها، در یک مقدار ثابت SiO_2 با عمق زون بنیوف (h) وجود دارد (دیکنسون، ۱۹۷۵).



ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

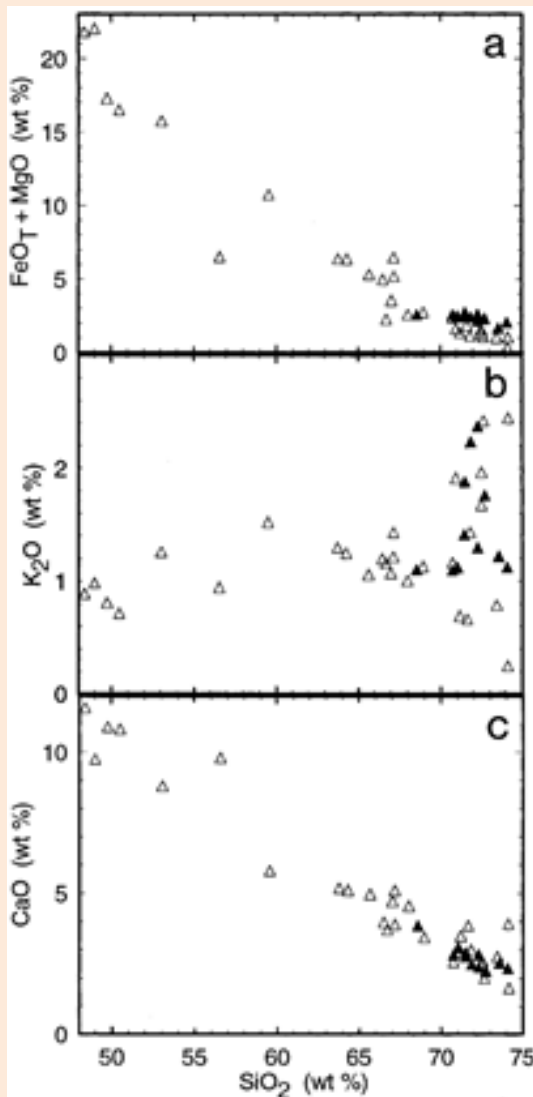
$\text{Fe}_2\text{O}_3, \text{MnO}, \text{FeO}, \text{MgO}, \text{CaO}, \text{Na}_2\text{O}, \text{K}_2\text{O}, \text{P}_2\text{O}_5, \text{H}_2\text{O}$
 $\text{SiO}_2, \text{TiO}_2, \text{Al}_2\text{O}_3$ می‌توانند همه به‌عنوان عناصر اصلی در
تشریح ژئوشیمیایی ماگماهای جزایر قوسی در نظر گرفته شوند.

عناصر
اصلی

در یک سری از ماگماهای جزایر قوسی، آشکارترین شاخص بین
سری‌های اصلی ماگمایی، افزایش مقدار کل آلکالی در سکانس
تولئیتی - کالکوالکالن - کالکوالکالن پتاسیم بالا - شوشونیتی است.
البته میزان K_2O نسبت به Na_2O افزایش بیشتری نشان می‌دهد.

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

عناصر اصلی



- نمودارهای هارکر می‌تواند برای بررسی ژئوشیمیایی عناصر اصلی در محل‌های مشخصی از سنگ‌های آذرین هم‌منشأ مفید باشد.
- K_2O عموماً رفتار ناسازگاری در موقعیت‌های تکتونیکی جزایر قوسی نشان می‌دهد. بنابراین سنگ‌هایی که ارتباط ژنتیکی با هم دارند، روند خطی را با افزایش تدریجی K_2O همراه با افزایش SiO_2 نشان می‌دهند.
- تطابق منفی اکسیدهای Fe_2O_3+FeO ، CaO با سیلیس گدازه‌های مرتبط ژنتیکی از کمان سونه‌ای اندونزی نشان داده شده که می‌تواند نقش پلاژیوکلاز و مگنتیت به‌عنوان فاز جدایش اصلی در تکامل ماگماها را تأیید کند.

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

عناصر کمیاب

| | N مورب | E مورب | تولثیت‌های درون صفحه‌ای | تولثیت‌های پشت قوسی | تولثیت‌های جزایر قوسی | کالک‌آلکان‌های جزایر قوسی | آلکان درون صفحه‌ای |
|----|-----------|-----------|----------------------------|------------------------|--------------------------|------------------------------|-----------------------|
| Rb | ۱ | ۳/۹ | ۷/۵ | ۶ | ۴/۶ | ۱۴ | ۲۲ |
| Ba | ۱۲ | ۶۸ | ۱۰۰ | ۷۷ | ۱۱۰ | ۳۰۰ | ۳۸۰ |
| K | ۱۰۶۰ | ۱۹۲۰ | ۴/۱۵۱ | ۳۵۶۹ | ۳۲۴۰ | ۸۶۴۰ | ۹/۶ |
| Nb | ۳/۱ | ۸/۱ | ۱۳ | ۸ | ۰/۷ | ۱/۴ | ۵۳ |
| La | ۳ | ۶/۳ | ۹ | ۷/۸۳ | ۱/۳ | ۱۰ | ۳۵ |
| Ce | ۹ | ۱۵ | ۳۱/۳ | ۱۹ | ۳/۷ | ۲۳ | ۷۲ |
| Sr | ۱۲۴ | ۱۸۰ | ۲۹۰ | ۲۱۲ | ۲۰۰ | ۵۵۰ | ۸۰۰ |
| Nd | ۷/۷ | ۹ | ۱۹ | ۱۳/۱ | ۳/۴ | ۱۳ | ۳۵ |
| Zr | ۸۵ | ۷۵ | ۱۴۹ | ۱۳۰ | ۲۲ | ۴۰ | ۲۲۰ |
| Sm | ۲/۸ | ۲/۵ | ۵/۳۵ | ۳/۹۴ | ۱/۲ | ۲/۹ | ۱۳ |
| Ti | ۹۳۰۰ | ۸۰۶۰ | ۱۳/۳۶۹ | ۸۷۵۳ | ۳۰۰۰ | ۴۶۵۰ | ۲۰ |
| Y | ۲۹ | ۲۲ | ۲۶ | ۳۰ | ۱۲ | ۱۵ | ۳۰ |
| Th | ۰/۲ | ۰/۵۵ | - | - | ۰/۲۵ | ۱/۱ | ۳/۴ |
| U | ۰/۱ | ۰/۱۸ | - | - | ۰/۱ | ۰/۳۶ | ۱/۱ |

مقایسه عناصر نادر بازالت‌های جزایر قوسی با انواع ماگماهای بازالتی اقیانوسی دیگر. داده‌ها از سان (۱۹۸۰)، پیترس (۱۹۸۲)، هاوکس و رک (۱۹۷۷).

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

عناصر کمیاب

- فراوانی کم عناصر ناسازگار در منشأ بازالت‌های جزایر قوسی بسیار اهمیت داشته، همچنان که مانند MORB از یک منشأ تهی شده شیمیایی مشتق شده باشد.
- به‌طور کلی بازالت‌های جزایر قوسی Ni پایینی دارند. این مسئله می‌تواند بیانگر ایجاد آنها از یک ماگمای ثانویه باشد.
- از طرف دیگر، الیوین نیز در راه رسیدن به سطح دچار تفریق می‌شود.
- این موضوع منجر به افزایش تمرکز عنصر ناسازگار در ماگمای اولیه می‌گردد و حتی مشاهده شده که بازالت‌های جزایر قوسی به‌شدت از عناصر ناسازگار معین تهی شده‌اند.
- عناصر با پتانسیل یونی پایین اکثراً به‌راحتی می‌توانند توسط یک فاز مایع به بازالت‌های جزایر قوسی منتقل شوند.

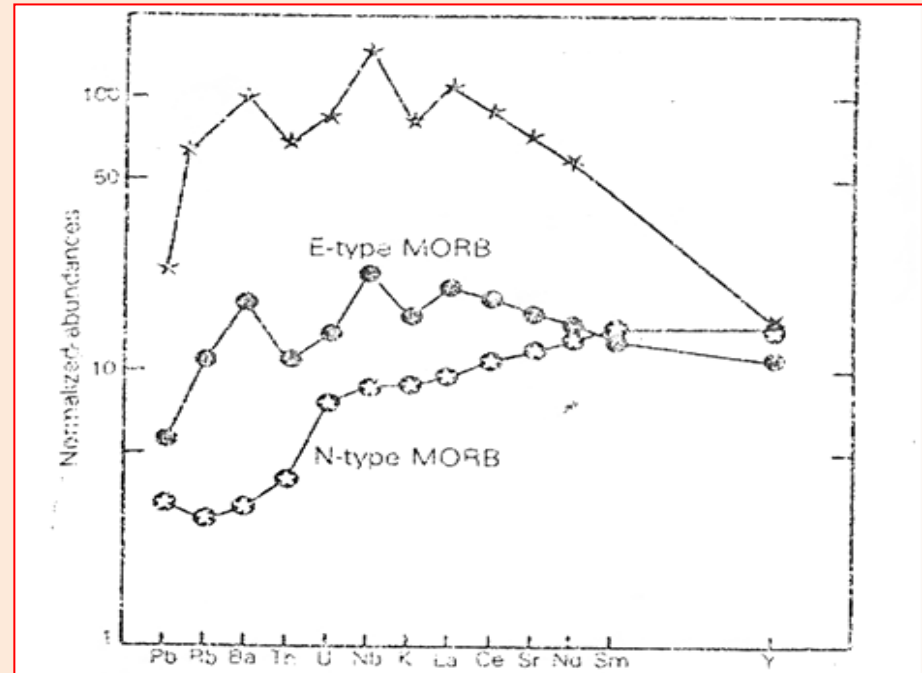
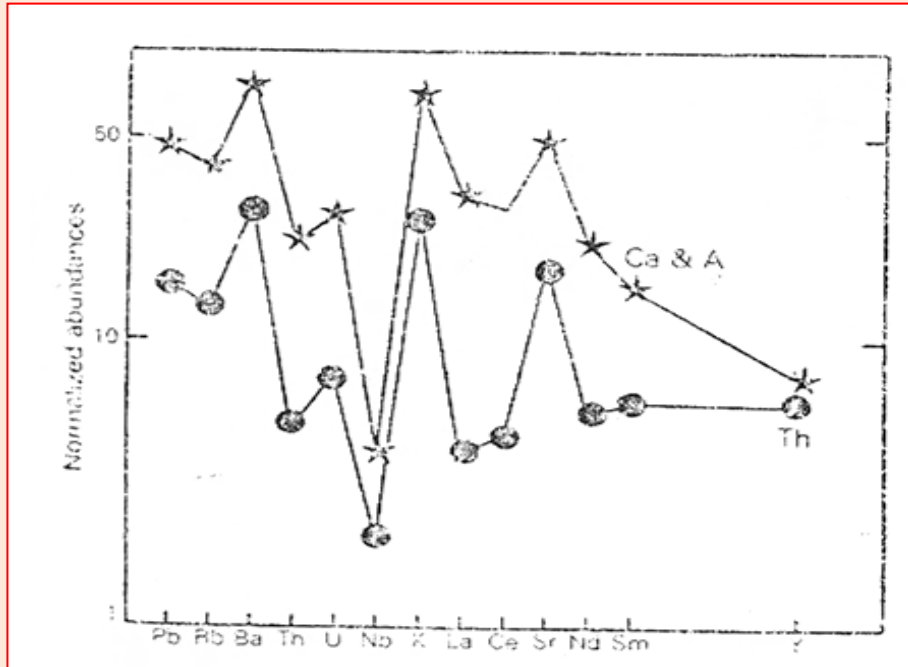
ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

عناصر کمیاب

- فراوانی پایین عناصر با پتانسیل یونی بالا به عوامل گوناگونی نسبت داده شده (پیرس ۱۹۸۲) که عبارت‌اند از:
 - ذوب بخشی درجه بالای گوشته منشأ.
 - پایداری فازهای اصلی باقی مانده (برای مثال روتیل، زیرکن و اسفن) در گوشته منشأ که باعث تقدم عناصر کمیاب می‌گردد.
 - ذوب مجدد یک گوشته منشأ تهی شده

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

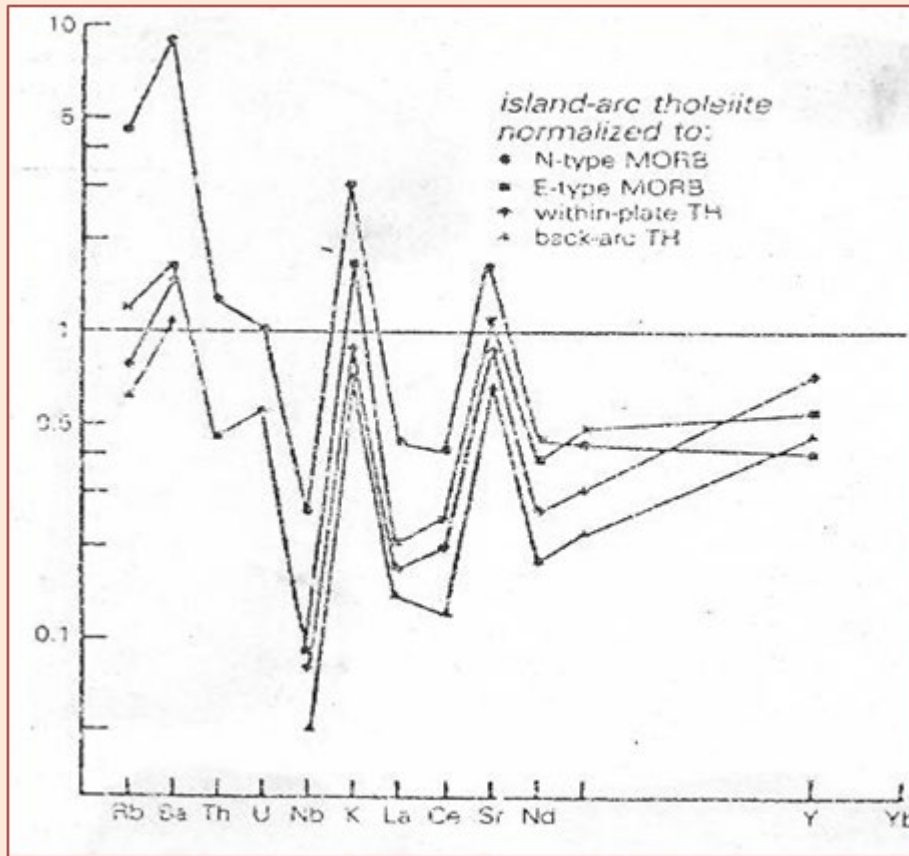
عناصر ناسازگار



فراوانی عناصر ناسازگار نرمالیز شده براساس مقادیر گوشته اولیه برای ماگماهای بازالتی فوران یافته در محیط‌های کم‌انرژی و غیر کم‌انرژی (سان، ۱۹۸۰).

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

نمودارهای عنکبوتی

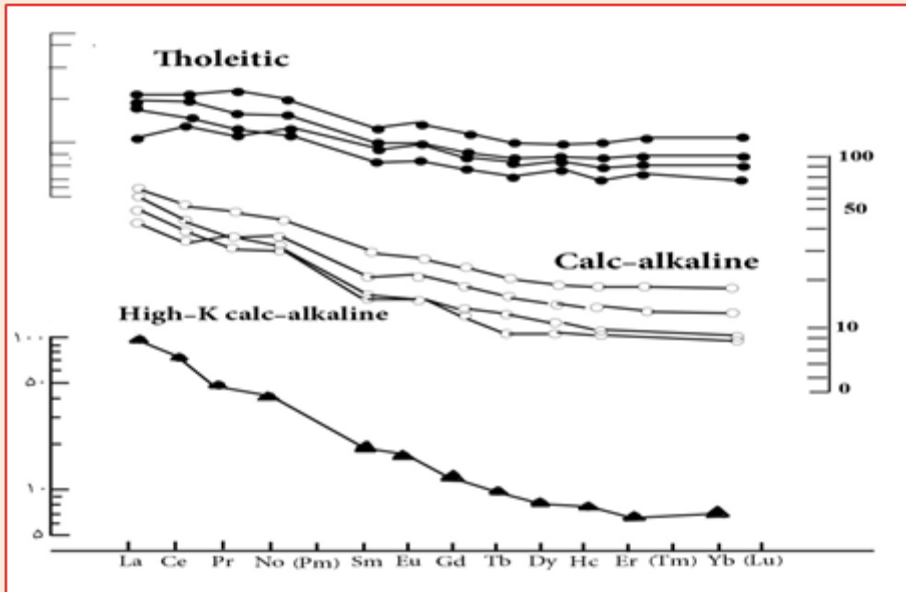


- نمودار عنکبوتی سنگ‌های تولییتی جزایر قوسی که نسبت به بازالت‌های تولییتی محیط‌های غیرکمانی نورمالیز شده‌اند.

- الگوی فراوانی عناصر کمیاب تولییتی‌های جزایر قوسی، از الگوهای ارائه شده دیگر بسیار متمایز می‌باشند. ولی این موضوع وقتی آشکار می‌گردد که انواع بازالت‌های تولییتی دیگر با MORB مطابقت داده شود و تولییتی‌های جزایر قوسی به صورت گسترده‌ای در تمامی محدوده عناصر کمیاب تهی شده هستند.⁵

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

نمودارهای عنکبوتی



- نمودار عنکبوتی سنگ‌های تولییتی جزایر قوسی که نسبت به بازالت‌های کالک‌آلکالن و پتاسیم‌بالای محیط‌های غیرکمانی نرمالیز شده‌اند.

- الگوهای فراوانی عناصر ناسازگار نرمالیز شده برای بازالت‌های جزایر قوسی نشان‌دهنده ایجاد این بازالت‌ها از منشأ MORB یا از منشأ گوشته تولییت جزایر قوسی می‌باشد.

ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

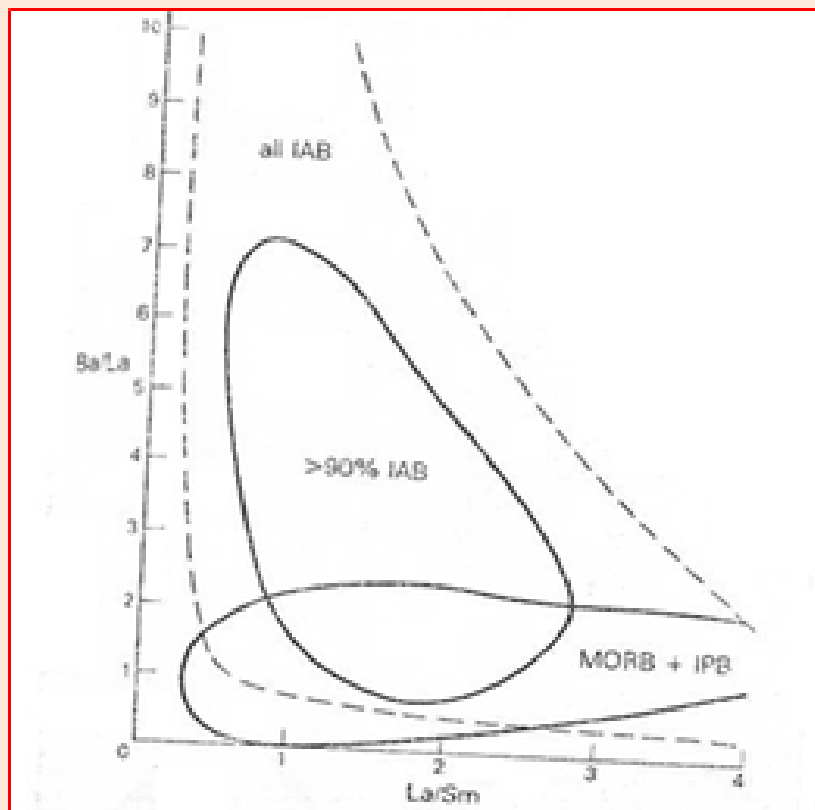
نمودارهای عنکبوتی

• نمودار Ba/La در برابر La/Sm .

• در این نمودار بازالت‌های جزایر قوسی، از بازالت‌های داخل صفحه‌ای و MORB با نسبت‌های بالای Ba/La متمایز می‌شوند.

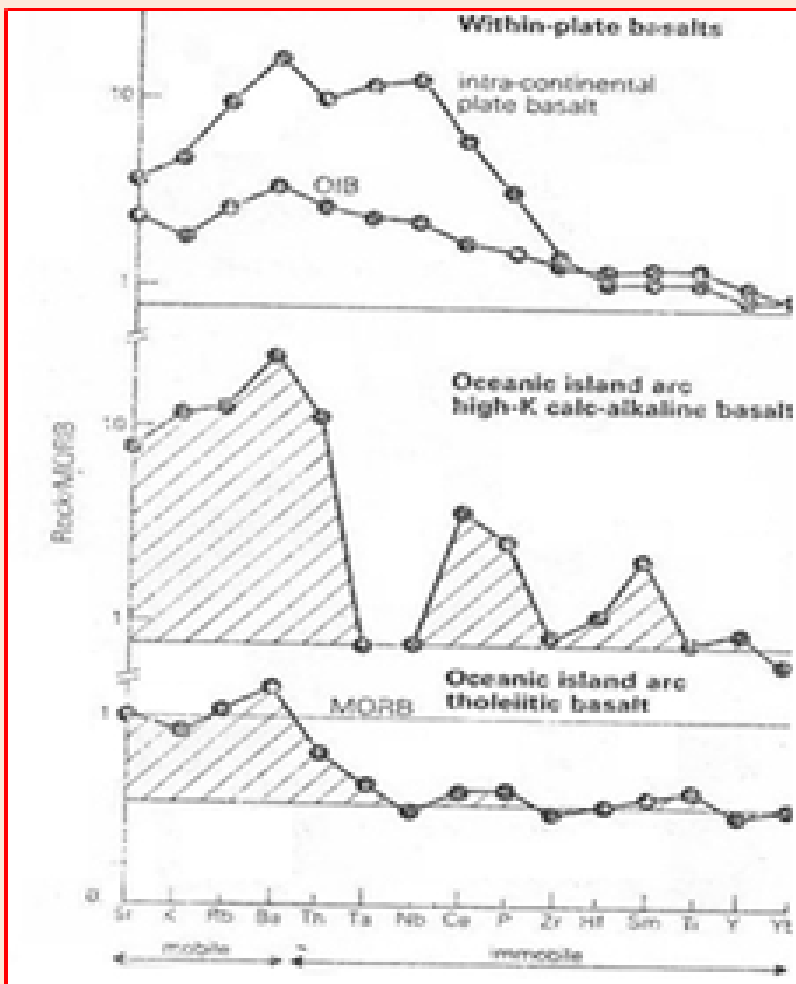
• این نسبت بالا بیانگر غنی‌شدگی ثانویه لبه گوشته‌ای توسط مایعات غنی از Ba زون فرورانش می‌باشد که مقدار زیادی از Ba موجود در رسوبات اقیانوسی فرورفته

مشتق می‌گردد.



ترکیب شیمیایی ماگماهای فوران یافته

مدل پتروژنتیکی تفصیلی



- در این مورد اتفاق نظر وجود دارد که ماگماهای بازالتی فوران یافته در جزایر قوسی توسط ذوب بخشی لبه گوشته بالای قطعه لیتوسفری فرورونده تولید شده‌اند (گرین ۱۹۸۲).

- احتمال ذوب بخشی لبه گوشته‌ای که در بالای قطعه لیتوسفری قرار گرفته، بسیار زیاد است.

- این قسمت از گوشته، اغلب همراه با تولید بازالت‌های پشته‌های میان اقیانوسی، توسط رویدادهای ذوب بخشی، گدازه‌های قابل توجهی را در جزایر قوسی تولید می‌کنند.

- این گوشته آستنوسفری مرکب می‌تواند ناهمگونی ذاتی پیش از فرورانش را نشان دهد که مخلوطی از ترکیب منشأ گوشته MORB و OIB است.

با سپاسی