

Petrogenesis of Plio-Quaternary basalts in Azerbaijan, NW Iran and comparisons them with similar basalts in the east of Turkey

N. Amel¹, M. Moayyed¹, A. Ameri¹, M. Vosoghi Abedini², M. Moazzen¹

1-Department of Geology, University of Tabriz, , Iran.

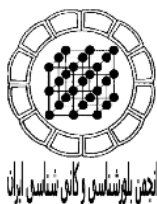
2-Faculty of Earth Sciences, Shahid Beheshti University , Tehran, Iran.

Email: amel@tabrizu.ac.ir

(Received: 23/4/2007, in revised form: 19/4/2008)

Abstract: The Plio-Quaternary volcanic eruptions have made basaltic lavas in NW Iran and Azerbaijan. Basaltic lavas with prismatic structure cover the Plio-Pliostocene volcano-sedimentary or Quaternary alluviums. The studied regions are situated in Azerbaijan provinces in areas of Monnavar, Herris, Ahar, Kaleibar, Mahabad, Salmas, Maku, Marand, Sarab and Zunuz. The studied sample rocks are olivine basalt, trachy basalt and basaltic andesite. These rocks have microlithic porphyritic vesicular, hyallo microlithic vesicular porphery and doleritic textures in thin sections. On the basis of chemical analysis, magma that has formed the rocks had alkaline nature with a $\text{Na}_2\text{O}/\text{K}_2\text{O} > 1$ ratio. The tectonic environment for the samples in discriminate diagrams is post collisional volcanic arc setting. The study of Rare earth elements patterns in diagrams show that, common dip of variations have descending trend and indicate basaltic rocks enriched in LREE and depleted in HREE. Other features of the diagrams are small negative anomaly for Eu, Ta, Nb and distinct positive anomaly for U, Th, La, Rb, Ba, and Cs. The study of rare earth elements patterns display that magma originated from an enriched asthenospheric mantle with garnet in source.

Keywords: *Basaltic eruptions, Azerbaijan, Plio-Quaternary basalts, Alkali olivine basalts*



سنگ‌زایی بازالت‌های پلیو - کواترنری آذربایجان (شمال غرب ایران) و مقایسه آنها با بازالت‌های مشابه در شرق ترکیه

نصیر عامل^۱، محسن مؤید^۱، علی عامری^۱، منصور وثوقی عابدینی^۲، محسن مؤذن^۱

۱- گروه زمین‌شناسی، دانشگاه تبریز- کد پستی ۵۱۶۶۴

۲- دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی

E-mail: amel@tabrizu.ac.ir

(دریافت مقاله: ۱۳۸۶/۲/۳، نسخه نهایی: ۱۳۸۷/۱/۳۱)

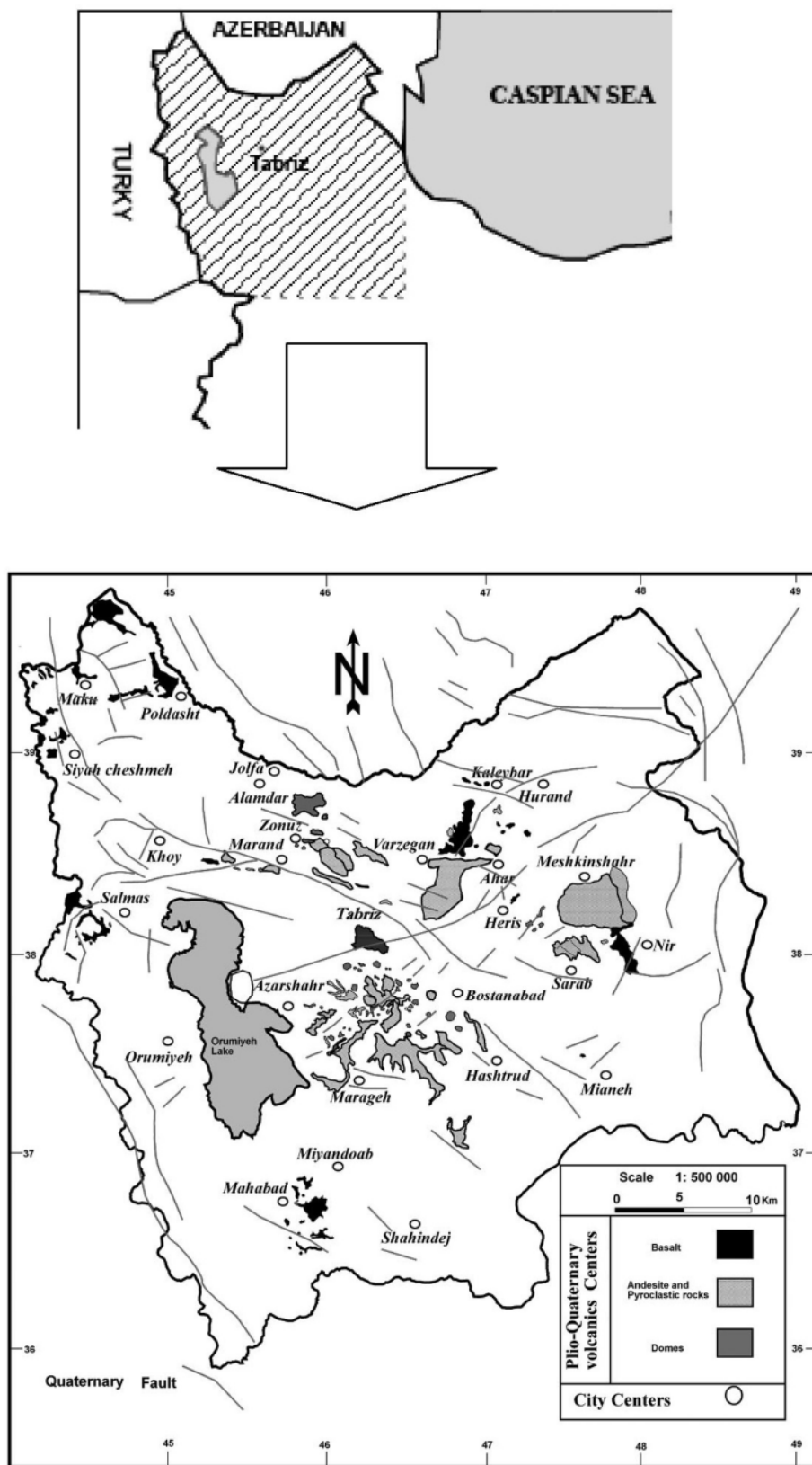
چکیده: فورانهای آتشفشانی با سن پلیو-کواترنری در آذربایجان و شمال غرب ایران با خروج گدازه‌های بازالتی همراه بوده‌اند. گدازه‌های بازالتی با ساخت منشوری واحدهای آذرآواری پلیو-پلیوستوسن و ته نشستهای آبرفتی را پوشانده‌اند. مناطق مورد مطالعه واقع در استان‌های آذربایجان شرقی و غربی عبارتند از: منطقه منور در شمال تبریز، هریس، اهر، کلیبر، مهاباد، سلماس، ماکو، مرند (کشکسرای)، سراب، و زنوز. واحدهای سنگی مورد مطالعه عبارتند از الیوین‌بازالت، تراکی‌بازالت و بازالت‌های آندزیتی. در مقاطع میکروسکوپی، بافت میکروولیتیک پورفیری، هیالومیکروولیتیک پورفیری حفره‌دار و دولریتی دارند. بر پایه نتایج آنالیزهای شیمیایی، ماگمای تشکیل دهنده سنگها دارای ماهیت قلیایی به نسبت $\text{Na}_2\text{O}/\text{K}_2\text{O} > 1$ است. محیط زمین‌ساختی نمونه‌های مورد مطالعه در نمودارهای مورد استفاده در گستره قوس‌های آتشفشانی که پس از برخورد بوجود آمده‌اند قرار می‌گیرند. بررسی الگوهای عناصر کمیاب خاکی برای نمونه‌های مورد مطالعه نشان می‌دهد که شیب عمومی تغییرات دارای روند نزولی است و نشانگر غنی شدگی سنگهای بازالتی از عناصر نادر خاکی سبک (LREE) و تهی شدگی از عناصر نادر خاکی سنگین (HREE) است. از بی‌هنجاری‌های دیگر در نمودارها، ناهنجاری منفی ضعیف عبارتند از Eu، Ta، Nb، و ناهنجاری مثبت و شاخص عناصر U، Th، La، Rb، Ba، Cs، است. بررسی الگوهای پراکندگی عناصر نادر خاکی، نشان دهنده تشکیل ماگما از یک خاستگاه گوشته‌ای استنوسفری (گارنت لرزولیت) است.

واژه‌های کلیدی: فوران‌های بازالتی، آذربایجان، بازالت‌های پلیو - کواترنری، قلیایی الیوین بازالت.

مقدمه

ساز و کار مهم شامل نرخ کم ذوب سنگ خاستگاه (لرزولیت گارنت‌دار)، و یا ذوب بخشی گوشته دگرنهادی ایجاد شود [۱]. واحدهای آتشفشانی بازالتی در مناطق مورد مطالعه در شمال غرب ایران و استانهای آذربایجان شرقی و غربی واقع شده و با توجه به شواهد چینه‌ای، سن پلیو - کواترنر دارند (شکل ۱). مناطق مورد مطالعه عبارتند از: ۱) ماکو و مناطق اطراف آن، ۲) منطقه جنوب شرق مرند (کشکسرای)، ۳) شمال تبریز (منور و سهرل)، ۴) منطقه هریس (خشک‌ناب)، ۵) اهر -

سیر تکوین و دگرگونی ماگماهای آکالن بازی می‌تواند از دیدگاه‌های مختلف بررسی شود. گدازه‌های بازالتی در محیط‌های مختلف زمین‌ساختی و از ذوب بخشی سنگ با خاستگاههای گوشته‌ای، و با ترکیبات مختلف در شرایط متفاوت ترمودینامیکی ایجاد می‌شوند. گوشته فوقانی خاستگاه انواع ماگماهای بازیک است. ایجاد ماگماهای قلیایی از ذوب گوشته در اعماق زیاد امکان پذیر است. در برخی موارد محل خاستگاه ماگماهای قلیایی (مانند بخش‌های دگرنهادی گوشته) غنی شده است. ماهیت قلیایی ماگماهای بازی می‌تواند با دو



شکل ۱ موقعیت واحدهای آتشفشانی بازالتی پلیو- کوآترنر در آذربایجان شرقی و غربی (شمال غرب ایران) همراه با موقعیت گسل‌های جوان. گسل‌ها از نقشه ۱:۵۰۰۰۰۰ سازمان زمین‌شناسی کشور به نقشه تهیه شده اضافه شده است.

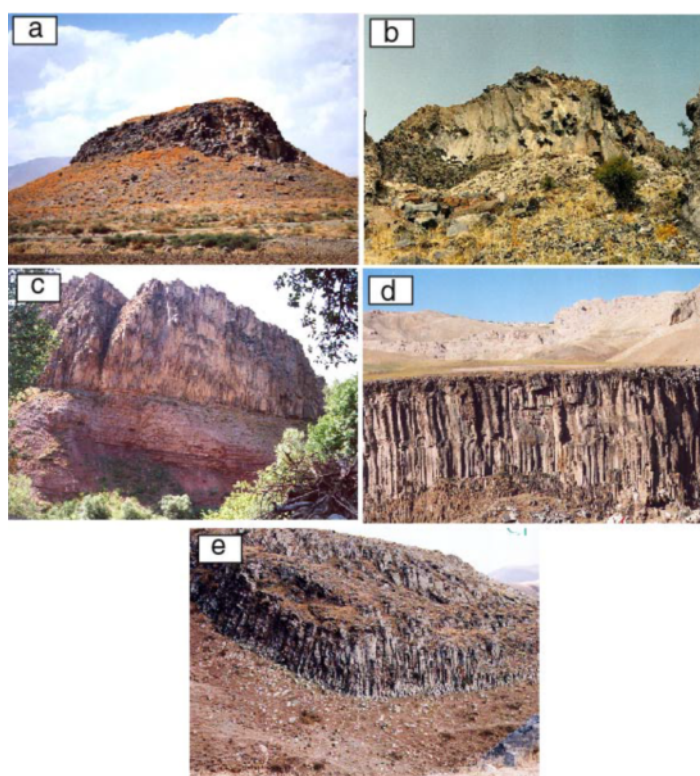
نمونه سنگی جمع آوری شد و مقاطع نازک آنها مورد مطالعه قرار گرفتند، و پس از بررسیهای سنگ‌شناختی تعداد ۲۸ نمونه سنگی نادگرسان انتخاب و به منظور تهیه تجزیه‌های شیمیائی به روش‌های ICP-MS و XRF به شرکت ALS Chemex کانادا ارسال شدند (جدول ۱).

سنگ شناسی

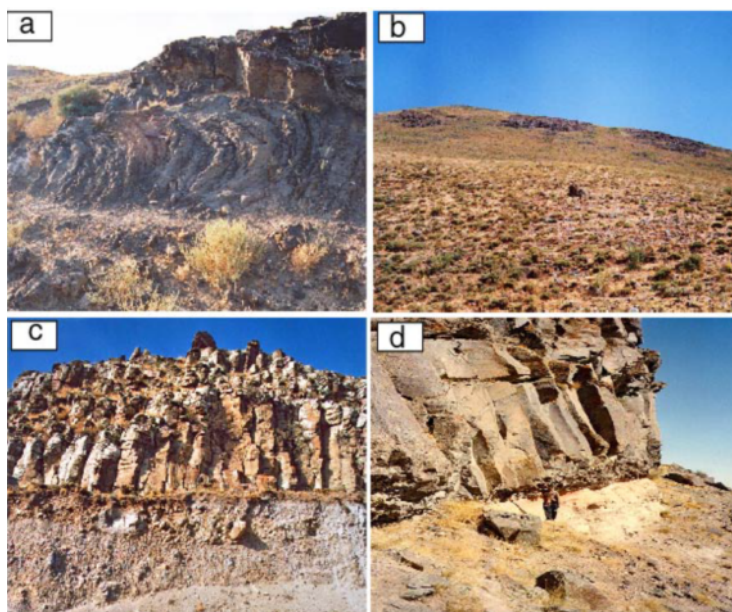
نمونه‌های بازالتی مورد مطالعه در مقاطع میکروسکوپی به دو دسته تقسیم می‌شوند، (۱) اولیون بازالت‌ها (۲) پیروکسن بازالت‌ها. در دسته اول درشت بلورهائی از الیونهای شکل‌دار تا نیمه‌شکل‌دار به اندازه ۰/۲ تا ۱/۷ میلی‌متر در یک متن میکرولیتی پورفیری متشکل از پلاژیوکلاز، کلینوپیروکسن، کانیه‌های تیره و یا شیشه قرار دارند. در برخی از نمونه‌های الیون به ایدینگسیت و بولنزیت تجزیه شده‌اند. بلورهای درشت پلاژیوکلاز در برخی از نمونه‌ها دارای بافت غربالی هستند. بافت اغلب سنگها میکرولیتیک پورفیری و هیالومیکرولیتیک پورفیری حفره‌دار است. پیروکسها و پلاژیوکلازها نیز از دیگر درشت بلورها هستند. برخی از بلورها دارای ساختار منطقه‌ای هستند و در اغلب مقاطع نازک مورد مطالعه پیروکسهای اوژییتی فراوان‌تر از پلاژیوکلازها و الیون‌ها هستند (شکل‌های ۵ و ۴). با توجه به پاراژنز کانیه‌ها می‌توان دو نوع ترتیب تبلور را برای ماگمای مولد بازالت‌ها متصور شد. (۱) اولیون -- < کلینوپیروکسن -- پلاژیوکلاز -- (مگنتیت -- الیون -- کلینوپیروکسن -- پلاژیوکلاز)، و (۲) کلینوپیروکسن -- الیون -- (پلاژیوکلاز - کلینوپیروکسن). کانی‌های درون پاراژنز در خمیره قرار دارند.

در برخی مناطق مثل اهر، الیون‌ها بسیار ریز بلور بوده و به مقدار کم در سنگها مشاهده می‌شوند. الیون‌بازالت‌ها بیشتر در شمال تبریز، ماکو، سراب، اهر، هریس، مهاباد، و میانه قرار دارند. نمونه‌های بازالتی معمولی شامل هورنبلد و پیروکسن بازالت‌ها هستند و در مناطق منور، ورزقان، و کلیبر قرار دارند. از نظر سنگ‌شناسی، نمونه‌های مورد مطالعه در نمودار [۵] در گستره قلیایی بازالت تا بازالت قرار می‌گیرند، (شکل، الف ۶). در نمودار [۶] گونه‌گونی سنگی شامل بازالت، تراکی بازالت، تراکی آندزیت بازالتی، بازانیت و تفریت است، (شکل، ج ۶).

ورزقان، (۶) سراب، و سرعین، (۷) کلیبر، (۸) مهاباد، (۹) میانه و (۱۰) سلماس و زنوز. گدازه‌های بازالتی اغلب دارای ساخت منشوری بوده و در محیط خشکی فوران کرده‌اند. بنابر بررسیهای انجام شده [۲-۴] معلوم شد که ماگماهای بازالتی جوان در آذربایجان از نظر ترکیب دو نوع‌اند. بخشی از بازالت‌ها دارای ترکیب قلیایی و خاستگاه عمیق بوده و دسته دیگر بازالت‌های غنی از آلومین با خاستگاه کم عمق معرفی شده‌اند. ماگماهای بازی یاد شده ویژگی ماگماهای اولیه را ندارند و جزء ماگماهای تغییر یافته شده که درجات مختلفی از روند جدایش و آلاش را پشت سر گذاشته‌اند، محسوب می‌شوند. واحدهای بازالتی مشابهی در شرق کشور ترکیه گزارش شده‌اند. در این کار پژوهشی سعی شده است تا با بررسی‌های صحرائی، واحدهای آتشفشانی بازالتی پلیو-کواترن در آذربایجان و شمالغرب ایران شناسائی و معرفی شوند. مطالعه ویژگی‌های سنگ شناختی و ژئوشیمیائی سنگها به منظور تعیین سیر دگرگونی ماگمای قلیایی بازی بخشی از اهداف این بررسی بوده است. برای تعیین محیط زمین‌ساختی سنگهای مورد مطالعه و ارائه الگوی تکتونوماگمائی مناسب و بنا بر با شواهد صحرائی و زمین‌شناسی منطقه، ویژگی‌های سنگ‌زایی سنگها با واحدهای مشابه در شرق ترکیه مقایسه شده‌اند. واحدهای بازالتی در اغلب مناطق مورد مطالعه همراه با سنگهای آتشفشانی آندزیتی، داسیتی و ریوداسیتی به صورت مجموعه‌های پیروکلاستیکی دیده می‌شوند. در اغلب مناطق مورد مطالعه، غیر از منطقه کشکسرای در جنوب غرب مرنند، واحدهای بازالتی به صورت روانه‌های گدازه‌ای با ساخت منشوری روی سنگهای حدواسط و اسیدی آتشفشانی قابل مشاهده‌اند. در مناطق یادشده واحدهای بازالتی روی ته نشستهای آبرفتی دوران چهارم و یا ته نشستهای آذرآواری پلیو-پلیوستوس واقع شده‌اند. منطقه منور واقع در شمال تبریز یکی از کاملترین سکانس‌های آتشفشانی را در خود جای داده است. در این منطقه گدازه‌های بازالتی ضخیم با ساختار منشوری روی واحدهای تخریبی و آذرآواری پلیو-پلیوستوس قرار گرفته‌اند، (شکل‌های ۳ و ۲). گرمای زیاد گدازه‌های بازالتی، ته نشستهای زیرین را پخته و به رنگ سرخ در آورده است. پس از بررسی‌های صحرائی، برای بررسیهای سنگ شناختی سنگها، تعداد ۵۰



شکل ۲ الیوین بازالت‌ها در مناطق مورد مطالعه: a - منطقه سلماس: گدازه‌های بازالتی با ساخت منشوری روی تهنشستهای کواترنری قرار دارند. b- منطقه منور در شمال تبریز: بازالت‌های منشوری روی تهنشستهای آذرآواری پلیستوسن قرار دارند. در بخش بازالت‌ها لایه‌ای از اسکوری دیده می‌شود. c - منطقه زنوز: گدازه‌های بازالتی روی تشکیلات سرخ فوقانی با سن میوسن قرار دارند. e - منطقه ماکو: کلیسا کندی، جریان گدازه مناطق پست را پر کرده است. f - منطقه کلیر: منشورهای بازالتی روی تهنشستهای کواترنری قرار دارند. در کلیه تصاویر دید به سمت شمال است.



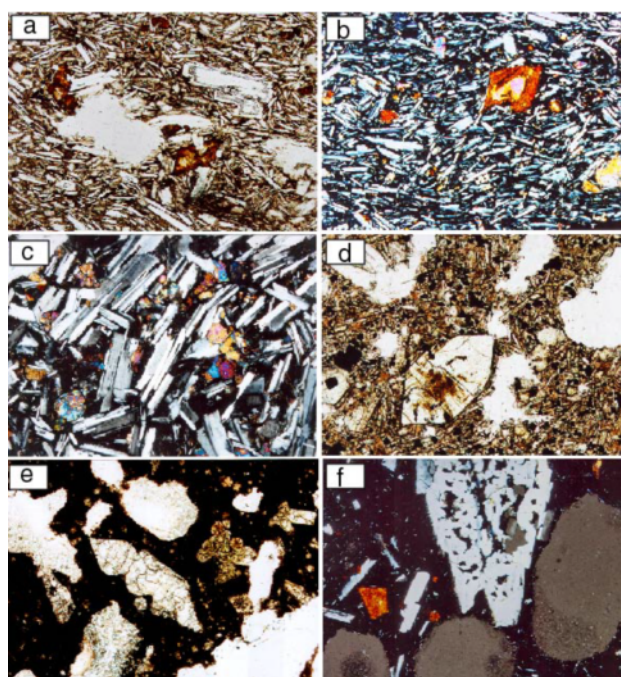
شکل ۳ گدازه‌های الیوین بازالتی در مناطق مورد مطالعه. a- منطقه ماکو- گدازه‌های ریسمانی شکل بازالتی. b- منطقه هریس- الیوین بازالت‌ها در ارتفاعات منطقه. c- منطقه کلیر- گدازه‌های بازالتی با ساخت منشوری روی تهنشستهای آبرفتی قرار دارند. d- منطقه منور در شمال تبریز. قرار گیری گدازه‌ها روی تهنشستهای آبرفتی باعث پخته شدن تهنشستهای زیرین شده است. دید در عکسها به سمت شمال است.

جدول ۱ نتایج آنالیزهای شیمیائی عناصر اصلی، فرعی و کمیاب سنگ‌های بازالتی آذربایجان.

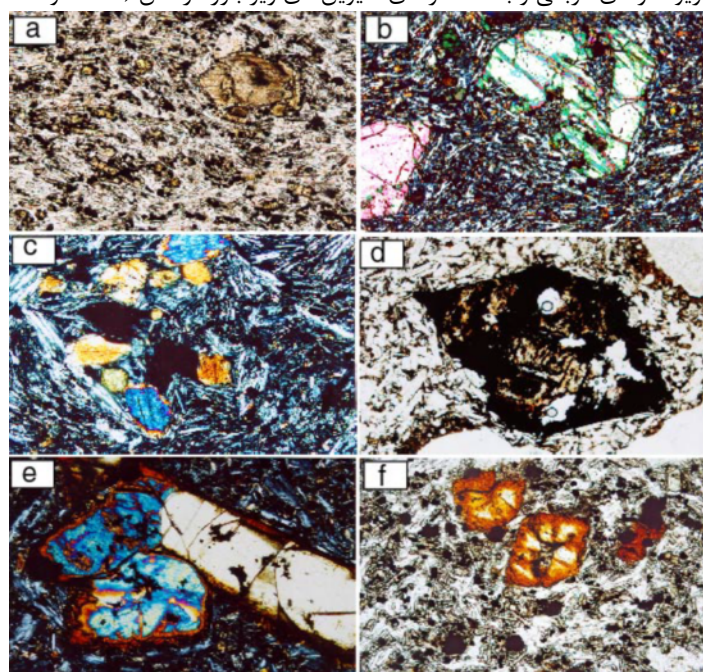
Sample No.	MOB2	MOB3	MO3	MO6	SOB	SOP	LM	SOP3	AH4	AH1	MAK1	AHVA8	ZA1	MAK17	MAK16	MAK5	MAK2	MAKA1	MBAB8	HKB2A	HKB9
SiO ₂	۴۷,۲۲	۴۲,۲۷	۵۲,۷۸	۵۲,۷۱	۴۷,۱۷	۴۹,۰۳	۵۰,۰۱	۵۱,۹۹	۴۷,۳۸	۴۸,۰۳	۵۰,۷۲	۴۷,۱۹	۵۲,۲۸	۵۰,۵۲	۵۲,۰۱	۵۱,۸۲	۵۲,۶	۴۹,۸۷	۴۳,۸۳	۴۲,۵	۴۴,۲۹
TiO ₂	۲,۱۱	۲,۱۶	۱,۵۶	۱,۷۶	۲,۱۲	۱,۲۲	۱,۸۴	۰,۹۷	۲,۲۶	۲,۲۶	۱,۳۷	۱,۱۲	۱,۲۵	۱,۳۵	۱,۱۹	۱,۴	۱,۱۸	۱,۲۴	۱,۵۴	۲,۷۱	۲,۷۱
Al ₂ O ₃	۱۴,۸۱	۱۴,۷۸	۱۴,۹۵	۱۴,۹۶	۱۴,۴۹	۱۶,۰۵	۱۰,۷۷	۱۶,۰۷	۱۵,۲۷	۱۴,۶۵	۱۳,۸۳	۱۳,۹۶	۱۳,۴۲	۱۳,۷۳	۱۴,۴۱	۱۶,۲۵	۱۴,۱۷	۱۳,۷۹	۱۲,۶۳	۱۴,۰۹	۱۴,۴۱
Fe ₂ O ₃	۳۲,۱۱	۱۱,۳۱	۸,۱۲	۸,۵۱	۱۱,۱۷	۹,۳۸	۹,۷	۹,۰۱	۱۰,۱۵	۹,۷۵	۷,۸۷	۷,۴۷	۷,۰۴	۷,۵۷	۷,۰۶	۷,۳	۷,۰۷	۷,۸۲	۹,۴۸	۱۲,۲۷	۱۱,۴۷
MnO	۰,۱۸	۰,۱۳	۰,۰۹	۰,۱	۰,۱۵	۰,۱۵	۰,۱۴	۰,۱۳	۰,۱۳	۰,۱۲	۰,۱۴	۰,۱	۰,۱۳	۰,۱۳	۰,۱۳	۰,۰۹	۰,۱۲	۰,۱۳	۰,۱۵	۰,۱۷	۰,۱۴
Mgo	۶,۹۲	۵,۵۱	۴,۱۲	۴,۱	۷,۲۸	۸,۵۶	۱۰,۷	۵,۲۱	۵,۳۱	۵,۶۵	۶,۰۲	۶,۸۴	۶,۰۸	۶	۵,۸	۴,۴۳	۵,۶	۵,۷۸	۱۱,۳۱	۷	۶,۴
CaO	۱۰,۴۳	۱۰,۱۱	۹,۱۸	۸,۵	۸,۹۲	۹,۳۶	۱۱,۱	۹,۲۹	۹,۷۶	۹,۲۳	۸,۳۱	۸,۱۳	۸,۲۹	۸,۰۱	۷,۷۶	۹,۵۱	۷,۹	۸,۱۸	۱۱,۶	۱۰,۷	۱۰,۳۲
Na ₂ O	۳,۹۷	۴,۲۲	۴,۷۱	۴,۵۹	۳,۹۷	۳,۲۱	۳,۲۲	۳,۲۳	۴,۲۱	۲,۸۱	۲,۸	۳,۹۵	۳,۲۲	۲,۵	۲,۸۶	۳,۶	۳,۹۸	۳,۴۱	۳,۳۴	۲,۹۲	۴,۴۸
K ₂ O	۱,۳۷	۱,۹۱	۱,۹۹	۱,۱۲	۱,۴۱	۱,۳۹	۱,۲۷	۰,۷۵	۱,۸۵	۱,۹۸	۵,۷۸	۱,۴۴	۵,۵۹	۵,۴۸	۴,۴۸	۲,۶	۳,۰۲	۳,۶	۱,۸۱	۲,۲۳	۱,۰۱
P ₂ O ₅	۰,۹۶	۱,۰۱	۰,۷۶	۰,۷۸	۱,۰۴	۱,۳۶	۱,۲۳	۰,۲۶	۱,۳۳	۱,۳۷	۱,۱	۰,۷۴	۱,۰۹	۱,۱۵	۰,۹۴	۰,۷۵	۰,۹۳	۱,۱۶	۱,۳۳	۰,۹۶	۱,۶۲
L.O.I	۰,۹۵	۱,۱۳	۱,۷۵	۱,۵	۱,۷۹	۱,۱۸	۰,۵۲	۱,۵	۱,۷	۳,۶۸	۱,۶۷	۸,۶۲	۲,۱۲	۲,۸۳	۲,۵	۱,۷۴	۲,۶۶	۴,۱۴	۲,۵۵	۰,۹۵	۲,۳۳
Total	۱۰۰,۲۴	۱۰۰,۵۴	۱۰۰,۰۱	۹۹,۶۲	۹۹,۷۷	۱۰۰,۰۵	۱۰۰,۵	۹۸,۵۷	۹۹,۶۴	۹۹,۸۶	۱۰۰	۹۹,۵۸	۱۰۰,۳	۹۹,۶۲	۹۹,۴۶	۹۹,۸	۹۹,۵۶	۹۹,۵۱	۹۹,۹۲	۹۹,۴۳	۹۹,۵۳
عناصر کمیاب	MOB2	MOB3	MO3	MO6	SOB	SOP	LM	SOP3	AH4	AH1	MAK1	AHVA8	ZA1	MAK17	MAK16	MAK5	MAK2	MAKA1	MBAB8	HKB2A	HKB9
V	۱۹۰	۲۰۰	۲۰۰	۱۹۰	۲۳۸	۲۱۷	۲۳۰	۲۵۷	۱۸۴	۲۲۶	۱۹۹			۱۸۷	۱۷۴	۲۰۸	۱۶۵	۱۸۸	۱۷۹	۲۷۷	۲۸۸
Cr	۲۷۰	۳۲۰	۲۸۰	۲۷۰	۲۳۰	۳۲۰	۴۴۰	۱۴۰	۷۰	۷۰	۱۲۰			۱۲۰	۱۶۰	۲۳۰	۱۵۰	۱۲۰	۳۶۰	۱۱۰	۱۰۰
Co	۳۷	۴۰			۴۲,۱	۲,۴۱	۴۰	۰,۷۳	۹,۳۳	۳۴	۳۰,۳			۲۹	۷,۵۹	۳,۳۱	۳,۶۸	۳۰,۷	۴۷,۶	۴۳	۴۰,۱
Ni	۱۲۰	۱۳۰	۱۲۰	۹۶	۱۸۵	۳۸	۱۳۰		۲۸	۶۶	۵			۵	۲۶	۱۵	۱۵	۵	۲۹۲	۴۴	۹۷
Cu	۳۵	۴۱	۳۹	۳۸	۵۹	۵۳	۳۶	۵۲	۱۱۱	۸۰	۱۰۰	۱۱۸	۳۹	۷۸	۶۲	۶۰	۶۱	۱۰۰	۴۹	۸۳	۱۲۶
Zn	۶	۷	۶	۶	۱۳۸	۳۹	۷	۹۱	۱۵۷	۱۵۹	۱۰۰		۶	۱۰۱	۱۰۶	۹۲	۹۹	۹۹	۱۰۹	۱۷۰	۱۵۲
Ga	۲۷۰	۳۲۰	۲۸۰	۲۷۰	۱۸,۴	۱,۱۸	۵۶۰	۱۸,۴	۲۸,۷	۲۹	۱۸,۹	۲۰,۷	۲۷۰	۱۸	۱۹,۳	۱۸,۹	۱۸,۵	۱۸	۱۶,۱	۲۰,۲	۲۵,۱
Rb	۹۹	۱۰۰	۹۲	۷۴	۲۲,۵	۶,۲۴	۹۱	۹,۸	۱۱,۶	۲۲,۳	۲۴۰	۱۷	۸۹	۱۴۰	۱۱۸	۶۴	۸۳,۶	۲۰,۱	۲۸,۸	۲۳,۸	۱۱,۴
Sr	۸۹	۶۰	۱۲۰	۱۳۰	۱۱۷۰	۵۶۸	۳۹	۵۵۰	۲۱۲۰	۲۱۹۰	۱۰۴۵			۱۱۱۵	۱۱۸۰	۱۲۲۰	۱۱۲۵	۱۱۷۰	۱۸۰۵	۱۹۱۵	۲۴۴۰
Y					۱۸,۷	۷,۱۹		۲۰	۱۷,۱	۱۶,۶	۲۴,۱			۲۴,۲	۲۴,۹	۲۴	۲۳,۹	۲۴,۲	۲۱,۸	۲۱,۹	۲۰,۶
Zr	۲۲۰	۱۶۰	۲۰۰	۲۸۰	۱۷۱	۱۲۸	۲۰۰	۹۸	۱۷۷	۱۹۳	۳۴۱			۳۶۳	۳۰۶	۲۲۵	۳۰۹	۳۱۵	۱۹۲	۲۰۴	۱۹۱
Nb					۳۵,۳	۱۷		۶,۵	۳۶,۱	۳۸,۳	۴۷,۲			۵۴,۶	۴۵,۵	۲۴,۷	۴۴,۸	۴۸,۵	۴۳,۶	۴۰,۲	۳۸,۸
Ba	۱۵۰۰	۱۲۰۰	۱۰۰۰	۱۴۰۰	۳۷۳	۴۶۷	۹۸۰	۷۸۶	۷۷۰	۷۶۱	۲۳۴۰	۵۴۱	۱۲۰۰	۲۲۳۰	۱۸۵۰	۱۴۷۰	۱۷۸۵	۲۴۵۰	۱۱۱۵	۷۷۹	۸۶۶
La					۴۹,۲	۲۴,۷		۱۹,۷	۷۳,۸	۷۵,۹	۵۵,۹	۴۰		۶۱,۶	۶۶,۴	۶۷,۶	۶۳,۱	۵۷,۹	۱۱۱,۵	۷۴,۶	۷۹,۶
Ce	۲۸	۱۵	۱۲۰	۹۶	۱۰۳,۵	۴۸,۴	۱۳۰	۳۹,۵	۱۶۰	۱۶۴,۵	۱۱۹,۵	۱۴۳	۱۱۰	۱۲۹,۵	۱۳۳	۱۳۱,۵	۱۲۷,۵	۱۲۱,۵	۲۱۰	۱۶۵	۱۷۸,۵
Pr	۴۲	۴۱	۴۹	۴۴	۱۲,۸۵	۵,۸۲	۴۱	۴,۷۶	۱۹,۹۵	۲۰,۷	۱۴,۸۵	۹	۱۲۰	۱۶,۴۵	۱۶,۰۵	۱۵,۰۵	۱۵,۱۵	۱۴,۹۵	۲۳,۱	۲۱,۱	۲۲,۳
Sm					۸,۴۷	۴,۶۸		۲۰,۱	۷۵,۴	۷۹,۲	۵۹,۸			۶۶,۶	۶۳,۷	۵۷,۱	۶۰,۳	۶۰,۶	۷۸,۳	۸۲,۹	۸۷,۵
Eu					۲,۵۱	۱,۳۶		۴,۳۷	۱۲,۱۵	۱۲,۲	۱۱,۷			۱۲,۹	۱۲	۱۰,۲۵	۱۱,۳	۱۲,۰۵	۱۱,۲۰	۱۳,۶	۱۴,۰۵
Gd	۸۹	۶۰	۱۲۰	۱۳۰	۸,۵۶	۴,۱۱		۱,۲۲	۲,۹۱	۳,۰۴	۲,۵۸			۲,۷۱	۲,۵۷	۲,۴	۲,۴۸	۲,۵۶	۲,۹۵	۳,۲۲	۳,۳۹
Tb					۰,۸۷	۰,۵۴	۳۹	۴,۰۹	۹,۵۴	۹,۳۹	۸,۹۲	۱۴,۰۶	۱۲۰	۹,۵۹	۹,۱۶	۷,۹۴	۸,۶۵	۸,۹	۹,۷۲	۱۰,۲۵	۱۰,۸۵
Dy					۴,۲۸	۳,۹۹		۰,۶۶	۱,۰۶	۱,۰۲	۱,۱۴			۱,۲۳	۱,۱۵	۱,۰۵	۱,۱۵	۱,۱۵	۱,۰۷	۱,۱۵	۱,۱۶
Ho					۰,۷۵	۰,۷۷		۳,۹۵	۴,۲۷	۴,۱۴	۵,۴۱			۵,۴۷	۵,۵۱	۵,۰۹	۵,۴۱	۵,۳۸	۴,۹۶	۵,۲۷	۴,۵۱
Er					۱,۹۷	۲,۱۶		۰,۷۸	۰,۷	۰,۶۷	۰,۹	۱۳		۰,۹۴	۰,۹۴	۰,۹۱	۰,۹۷	۰,۹۲	۰,۸۵	۰,۸۳	۰,۷۲
Tm					۰,۲۸	۰,۳۲		۲,۲۷	۱,۸۷	۱,۸۱	۲,۳۴			۲,۵۴	۲,۴۷	۲,۳۱	۲,۲۳	۲,۴	۲,۳۴	۲,۳۳	۲,۱۴
Yb					۱,۵	۱,۹۶		۰,۳۴	۰,۲۱	۰,۲۲	۰,۳۴			۰,۲۹	۰,۳۴	۰,۲۱	۰,۲۱	۰,۳	۰,۲۲	۰,۲۷	۰,۲۴
Lu					۰,۲۱	۰,۳۱	۲,۷	۱,۸۹	۱,۲۸	۱,۲۹									۱,۷۵	۱,۶	۱,۶۱
Hf					۴,۳	۳,۳	۰,۲۳	۰,۳	۰,۱۷	۰,۱۷									۰,۲۶	۰,۲۳	۰,۱۹
Ta					۱,۹	۰,۹	۲,۸	۲,۸	۴,۸	۴,۹									۴,۴	۵,۳	۵,۱
Pb	۳۷	۴۰	۳۸	۳۶	۷	۹		۰,۳	۱,۷	۱,۹									۲,۲	۱,۹	۱,۸
Th					۵,۳۳	۵,۰۴	۴۰	۷	۹	۹									۱۳	۸	۹
U					۱,۱۸	۱,۶۲		۳,۲۶	۶,۸۳	۶,۹۳									۱۰,۹	۵,۲۳	۵

ادامه جدول ۱

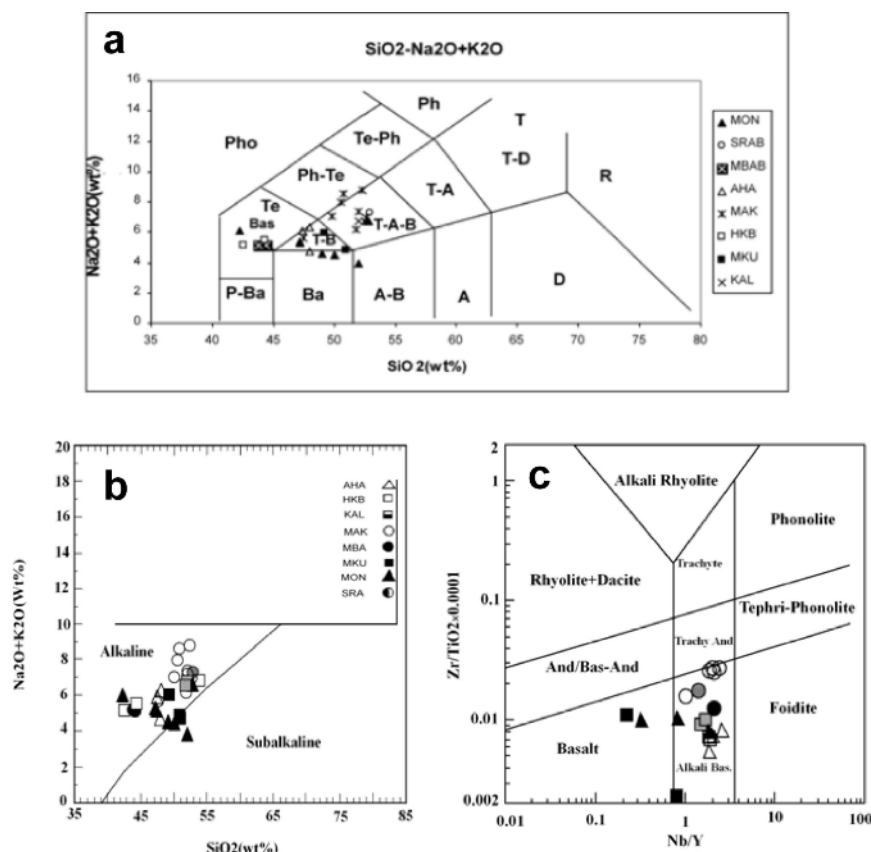
Sample No.	KAPZ	SRABM	MKU	MKUK	VA3	MBAB3	KALMB
SiO ₂	۵۲٫۴۸	۵۲٫۹	۴۹٫۲۴	۵۰٫۹۳	۴۷٫۵	۴۴٫۳۸	۵۲
TiO ₂	۱٫۶۶	۱٫۶۶	۲٫۰۹	۱٫۷۵	۱٫۳۴	۱٫۴۹	۱٫۶۲
Al ₂ O ₃	۱۶٫۶۹	۱۷٫۶۷	۱۷٫۱۳	۱۸٫۲۱	۱۴٫۳	۱۲٫۱۵	۱۶٫۴۷
Fe ₂ O ₃	۸٫۱۶	۸٫۴۲	۱۱٫۶۵	۹٫۸۸	۸٫۱۹	۹٫۷۷	۸٫۲۵
MnO	۰٫۱	۰٫۱۵	۰٫۱۷	۰٫۱۴	۰٫۲۷	۰٫۱۵	۰٫۱۱
MgO	۳٫۹	۲٫۹۹	۴٫۲۶	۵٫۵۵	۶٫۳۲	۱۲٫۲	۴٫۳۲
CaO	۸٫۰۲	۶٫۳۵	۶٫۹۳	۸٫۰۵	۱۲	۱۰٫۹۷	۸٫۳
Na ₂ O	۴٫۷۱	۴٫۵۱	۴٫۵	۴٫۲۳	۴٫۰۱	۳٫۳۹	۴٫۷
K ₂ O	۲	۲٫۷۶	۱٫۴۷	۰٫۶۱	۱٫۵۵	۱٫۷۹	۲٫۰۷
P ₂ O ₅	۰٫۷۷	۰٫۸۷	۰٫۷۴	۰٫۳	۰٫۶	۱٫۲۵	۰٫۹۶
L.O.I	۱٫۱	۱٫۰۶	۱٫۶۳	۰٫۱۱	۴٫۴۶	۱٫۷۴	۰٫۹۵
Total	۹۹٫۸۳	۹۹٫۵۱	۹۹٫۹۲	۹۹٫۶۲	۱۰۱	۹۹٫۶۲	۱۰۰٫۰۵
عناصر کمیاب	KAPZ	SRABM	MKU	MKUK	VA3	MBAB3	KALMB
V	۲۱۳	۱۶۹	۲۱۳	۱۶۹		۱۷۸	۲۰۷
Cr	۵۰	۳۰	۱۰	۵۰		۴۱۰	۶۰
Co	۱٫۰۶	۲٫۱۵	۳۰٫۶	۳۵٫۹		۵۱٫۱	۱٫۲۲
Ni	۵	۱۲	۵۰	۵۳		۳۷۰	۵
Cu	۵۱	۳۳	۲۴	۳۰	۳۶	۵۳	۹۱
Zn	۱۱۱	۱۱۵	۱۴۵	۹۷	۶	۱۰۶	۱۲۶
Ga	۲۰٫۵	۲٫۱۵	۲۰٫۴	۱۹٫۴	۳۰۰	۱۶	۲۰٫۳
Rb	۲۲٫۲	۵۱٫۱	۲۰٫۸	۸	۱۲۰	۳۷٫۶	۲۱٫۹
Sr	۱۵۴۰	۸۲۵	۵۶۱	۴۳۶		۱۶۶۰	۱۷۹۵
Y	۱۲٫۷	۲۷٫۴	۳۲	۲۴٫۸		۲۰٫۳	۱۳٫۱
Zr	۱۴۹	۲۸۴	۲۵۴	۱۷۱		۱۸۵	۱۵۷
Nb	۱۹٫۶	۳۹	۶٫۹	۵٫۶		۴۲	۲۳٫۶
Ba	۷۵۴	۷۸۷	۳۹۸	۱۳۰	۱۲۰۰	۹۳۷	۷۹۲
La	۴۵٫۳	۶۱٫۹	۱۴٫۲	۱۲٫۴		۱۰۲٫۵	۵۴٫۴
Ce	۹۲٫۳	۱۱۵	۲۷٫۱	۲۸٫۹	۱۱۰	۱۹۴٫۵	۱۰۸٫۵
Pr	۱۰٫۶۵	۱۳٫۳۵	۳٫۱	۴٫۱۶	۷۷	۲۱٫۸	۱۲٫۵
Nd	۴۰٫۶	۴۷٫۷	۱۰٫۳	۱۷٫۴		۷۵٫۶	۴۶٫۵
Sm	۶٫۳۷	۸٫۶۳	۷٫۰۶	۴٫۵۵		۱۱٫۲	۱۰٫۵
Eu	۱٫۸۳	۲٫۲۸	۱٫۹۶	۱٫۵۸		۲٫۸۵	۱٫۸۳
Gd	۵٫۴۵	۷٫۵۵	۶٫۵۲	۴٫۳۱	۱۱۰	۹٫۱۵	۵٫۹
Tb	۰٫۶۳	۰٫۹۷	۰٫۹۸	۰٫۷۴		۱	۰٫۶۶
Dy	۲٫۹۱	۵٫۶	۶٫۲۱	۴٫۶۱		۴٫۴۸	۲٫۹۴
Ho	۰٫۵۱	۱٫۰۷	۱٫۲	۰٫۹۹		۰٫۷۸	۰٫۵۱
Er	۱٫۴	۲٫۸۳	۳٫۳۲	۲٫۸		۲٫۱۸	۱٫۳۷
Tm	۰٫۱۸	۰٫۴۳	۰٫۴۹	۰٫۴۳		۰٫۳	۰٫۱۸
Yb	۱٫۱۳	۲٫۵۳	۳٫۱۷	۲٫۳۳		۱٫۵۷	۱٫۰۳
Lu	۰٫۱۷	۰٫۴	۰٫۴۹	۰٫۳۷	۰٫۲	۰٫۲۶	۰٫۱۴
Hf	۴	۶٫۴	۶	۴٫۲	۲٫۷	۴٫۴	۴٫۱
Ta	۰٫۹	۲٫۱	۱٫۲				
Pb	۱۲	۱۲	۳۳		۳۷		
Th	۵٫۲۶	۷٫۴۴	۴٫۵۶				
U	۱٫۰۶	۱٫۸۳	۱٫۵۴				



شکل ۴ تصاویر میکروسکوپی نمونه‌های مطالعه شده: a- الیوین‌های ریز بلور ایدینگستی شده و پلاژیوکلازها با بافت غربالی - درشت نمائی (x40), b- الیوین‌های شکل‌دار و میکروولیت‌های پلاژیوکلاز در خمیره - درشت نمائی (XPL, x 40) - سراب, c- بافت دل‌ریتی با الیوین‌ها و بلورهای پیروکسن اوژییتی در حد فاصل پلاژیوکلازها (XPL و x 40) - ماکو, d- الیوین‌های درشت شکل‌دار در یک متن میکروولیتی اکسیده شده با بافت حفره ای (PPL و x 100) - هریس, e- الیوین‌های درشت شکل‌دار در یک متن شیشه ای شدیداً اکسیده و حفره‌دار (PPL و x 40) - مهاباد, f- بافت هیالوپورفیری با پلاژیوکلازهای غربالی و بافت حفره ای، الیوین‌های ریز بلور در متن (XPL و x 40) - سراب.



شکل ۵ تصاویر مقاطع میکروسکوپی نمونه‌های مورد مطالعه: a- بافت میکروولیتیک پورفیری، درشت بلور الیوین، درشت نمائی (PPL و x 100) - کلیبر, b- الیوین‌های فنوکریست و شکل‌دار - درشت نمائی (XPL و x 40) - میانه, c- بافت گلومروپورفیری، کلینوپیروکسن‌های اوژییت با بافت کومولائی - درشت نمائی (XPL و x 100) - اهر, d- درشت بلور الیوین شکل‌دار و ایدینگستی شده. درشت نمائی (PPL و x 40) - سراب, e- بلورهای درشت الیوین در بازالت با حاشیه ایدینگستی شده - درشت نمائی (XPL و x 100) - منور, f- الیوین‌های درشت و ایدینگستی شده و میکروولیت‌های پیروکسن و فلدسپار درشت نمائی (PPL و x 100) - منور.



شکل ۶ نمودارهای رده‌بندی و تعیین سری ماگمایی بازالت‌های مورد مطالعه. a- نمودار [۶]، برای نامگذاری سنگ‌های مورد مطالعه، علائم بکار رفته در شکل عبارتند از: d- داسیت، R- ریولیت، T- تراکیت، T-D- تراکی داسیت، A- آندزیت، A-B- آندزیت بازالتی، T-A- تراکی آندزیت، T-A-B- تراکی آندزیت بازالتی، T-B- تراکی بازالت، P-Ba- بازالت پیکرو بازالت، Te- تفریت، Bas- بازالت، Ph-Te- فونوفریت، Te-Ph- تفروفونولیت، Ph- فونولیت، AHA- اهر، MON- منور، SRA- سراب، MBAB- مهاباد، MAK- مرتد، کشکسرای HKB- هریس- خشک‌تاب MKU- ماکو، KAL- کلیبر، b- نمودار [۷]، تعیین سری ماگمایی نمونه‌های مورد مطالعه، c- نمودار [۵] برای طبقه‌بندی سنگ‌های مورد مطالعه.

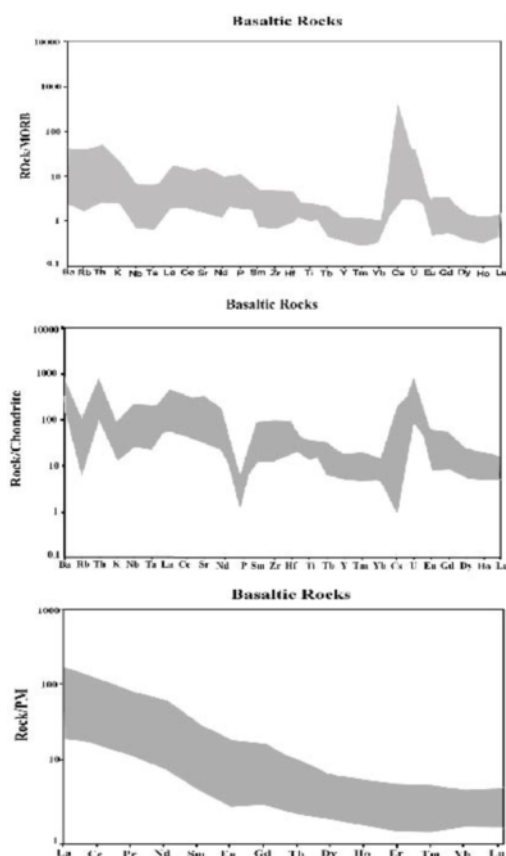
TiO_2 ، و MgO در مقابل افزایش SiO_2 در نمودارهای رسم

شده، طیف پراکنده و گستره‌ای را نشان می‌دهند، (شکل ۸).

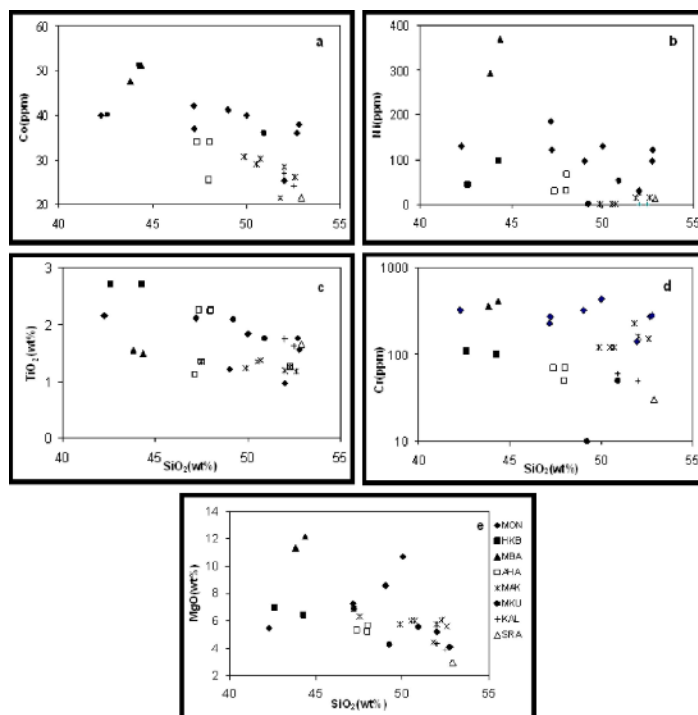
تعدادی از نمونه‌ها قلیایی‌تر از بقیه هستند و در برخی از مناطق مانند اهر، مهاباد، منور، و هریس، سنگ‌ها دارای درصد TiO_2 ، Ni ، Cr ، MgO بالا هستند. ناهنجاری منفی ضعیفی از عناصر Eu ، Ta ، Nb و بهنجاری مثبت و شاخص از عناصر Rb ، Ba ، Th ، La ، Cs و U در الگوی عناصر کمیاب نادر خاکی نمونه‌های مورد مطالعه مشاهده می‌شوند. مقادیر محاسبه شده برای نسبت Eu / Eu^* سنگ‌های مورد مطالعه از ۰/۷۴ تا ۱/۰۹ در نوسان است. همچنین HREE تهی شده (Ce / Yb) ، مقدار پائین Y و Sc و نسبت بالای عناصر LREE. در نمودارها قابل توجه است.

ژئوشیمی

میزان تغییرات SiO_2 نمونه‌ها از ۴۲ تا ۵۲ درصد در نوسان است. نمونه‌های مورد مطالعه به طور کلی در نمودار [۷] در گستره قلیایی قرار می‌گیرند، (شکل، ب ۶). به غیر از چند نمونه در منطقه کشکسرای مرتد که ماهیت پتاسی دارند، بقیه نمونه‌ها با توجه به نسبت $\text{Na}_2\text{O} / \text{K}_2\text{O} > 1$ ، سرشت سدیک دارند. بررسی الگوهای عناصر نادر خاکی نمونه‌های مورد مطالعه که بر پایه مقادیر کندریت و بازالت‌های میان اقیانوسی بر گرفته از [۸] بهنجار شده‌اند، در نمودارهای مربوطه شیب منفی قابل ملاحظه‌ای را نشان می‌دهند که نشانگر غنی‌شدگی از عناصر LREE و تهی‌شدگی از عناصر HREE برای سنگ‌های مناطق مورد مطالعه است، (شکل ۷). تغییرات عناصر Ni ، Co ، Cr ،



شکل ۷. نمودارهای چندین عنصری و عناصر نادر خاکی سنگ‌های بازالتی مورد مطالعه که بر پایه مقادیر بازالت‌های میان اقیانوسی، کندریت و گوشته اولیه بر گرفته از [۸] به‌نجار شده‌اند. توضیح در متن مقاله.



شکل ۸. نمودارهای تغییرات عناصر، Cr ، MgO نسبت به SiO_2 در سنگ‌های بازالتی مورد مطالعه، MON - منور در شمال تبریز - HKB - هریس - خشک‌ناب - MBA - مهاباد - AHA - اهر، MAK - کشکسرای مرند - MKU - ماکو - KAL - کلیبر - SRA - سراب.

بحث و بررسی

نتایج حاصل از تعبیر و تفسیر نمودارهای ژئوشیمیایی عناصر اصلی و همه کمیاب و الگوهای تغییرات عناصر نادر خاکی نشان می‌دهند که ماگمای مادر سنگهای بازالتی از یک خاستگاه گوشته‌ای غنی‌شده و احتمالاً دارای گارنت ریشه گرفته است. وجود غنی‌شدگی در عناصر LREE و تهی‌شدگی در عناصر کمیاب HREE و شیب منفی منحنی‌های عناصر نادر خاکی، نشان دهنده نسبت بالای $\text{CO}_2/\text{H}_2\text{O}$ در محیط، و ریشه در الیوین‌بازالت‌ها دارد. ناهنجاری منفی ضعیف Eu نشان دهنده و جدایش کانی‌های در بردارنده این عنصر یعنی پلاژیوکلازهای کلسیک از ماگماست که در مرحله صعود و نیز توقف ماگما در سطوح بالاتر رخ داده است. (شکل‌های ۷ و ۱۰). فقر عناصر نادر خاکی سنگین و تهی‌شدگی آنها علاوه بر وجود گارنت و نسبت بالای $\text{CO}_2/\text{H}_2\text{O}$ در خاستگاه می‌تواند به وسیله فرایند جدایش اولیوین، اورتوپروکسن و کلینوپروکسن نیز توجیه شود. همچنین تغییرات عناصری مانند Ni, Co, Cr, همراه با افزایش سیلیس در نمودارها تا حدی می‌تواند به نقش الیوین در جذب Ni و یا کلینوپروکسن و اسپینل در جذب کروم مربوط باشد، (شکل ۸). درصد TiO_2 در برخی از نمونه‌ها بالا است (بیشتر از ۲ درصد) و این ویژگی در مناطق کافتی و مناطق در ارتباط با فعالیت نقاط داغ قابل مشاهده است. مقادیر بالای Zr و نسبت بالای La / Yb می‌تواند نشان دهنده وجود یک خاستگاه گوشته‌ای غنی شده استنوسفری باشد. همچنین HREE تهی شده با مقادیر بالایی از (Ce / Yb)، مقدار پائین Y و Sc و نسبت بالای عناصر LREE. در نمودارها نیز می‌تواند نشان دهنده حضور گارنت در خاستگاه گوشته‌ای سنگهای مورد مطالعه باشد. عناصر ناسازگار احتمالاً با آگونها و مواد دیگر فرار از گوشته به سطوح بالاتر حمل شده‌اند و خاصیت غنی‌شدگی گوشته اولیه را حفظ کرده‌اند [۹]. طیف ترکیبی وسیع MgO، Ni، و Cr نشان دهنده جدایش اولیه پیروکسن و الیوین و نقش مؤثر آنها در دگرگونی ماگما بوده است. ناهنجاری مثبت و شاخص عناصر Ba, Th, La, Cs و U در الگوی عناصر کمیاب نادر خاکی، تغییرات نسبت Nb / U در مناطق مورد مطالعه از ۳۷ تا ۶۵ و نیز ناهنجاری منفی Nb و Ta می‌تواند در ارتباط با نسبت‌های متفاوت آرایش ماگمای بازیک با مواد پوسته‌ای در نظر گرفته شود، [۱۰]. تغییرات هم شیب اغلب نمونه‌های مورد مطالعه در نمودارهای عناصر کمیاب و عنکبوتی، نشان دهنده

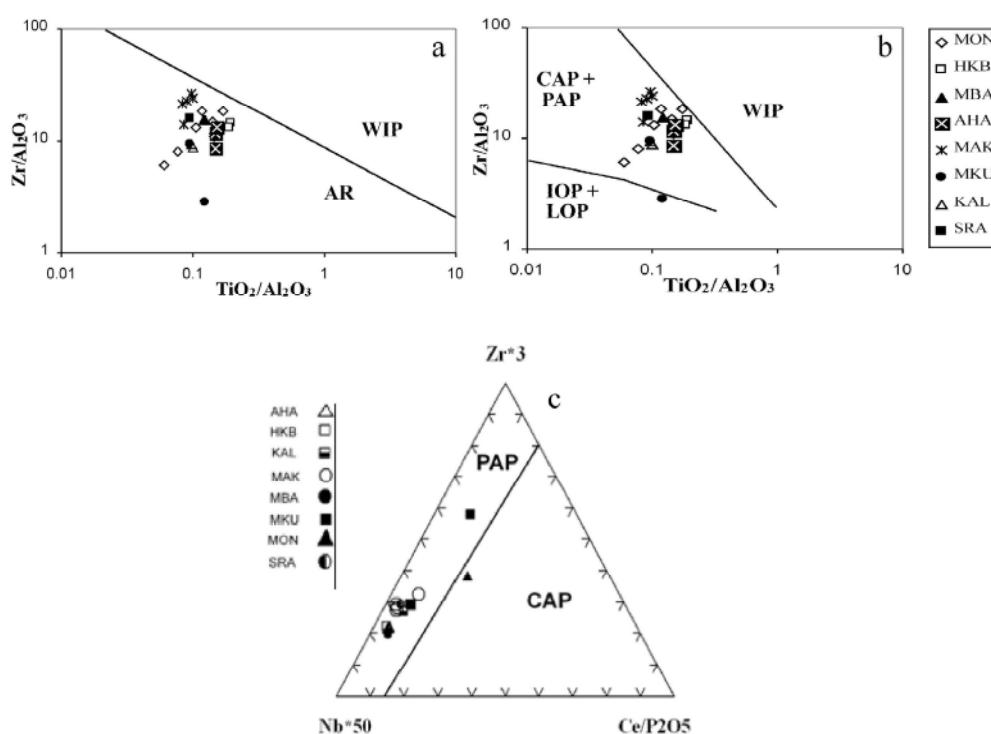
خاستگاه با ترکیب مشابه برای نمونه‌هاست. احتمالاً نرخ ذوب‌های مختلف سنگ خاستگاه جدایش، ماگما حین صعود به سطوح بالاتر و توقف آن در اعماق مختلف و آرایش با مواد پوسته‌ای با نسبت‌های مختلف، دگرگونیها و تغییرات بعدی در بازالت‌ها را سبب شده است.

در نمودارهای تعیین محیط زمین‌ساختی [۱۱] تمامی نمونه‌ها در موقعیت قوسهای آتشفشانی قرار می‌گیرند، (شکل الف ۹). برای جدایی موقعیت سنگهای آتشفشانی درون صفحات، قوس‌های قاره‌ای، قوس‌های پس از برخورد و محیط-های قوسی آغازین و تأخیری از نمودار [۱۱] استفاده شد و تقریباً تمامی نمونه‌ها در موقعیت قوسهای حواشی قاره‌ای و محیط قوس‌های آتشفشانی پس از برخورد قرار گرفتند، (شکل ب ۹). در حواشی فعال قاره‌ای نیز محیط‌های مختلفی مثل حوضه‌های پشت قوس سیالیک و محیط‌های برخوردی، و پس از برخورد وجود دارند، و موقعیت نمونه‌های مورد مطالعه در محیط قوس‌های پس از برخورد قرار می‌گیرند (شکل ج ۹).

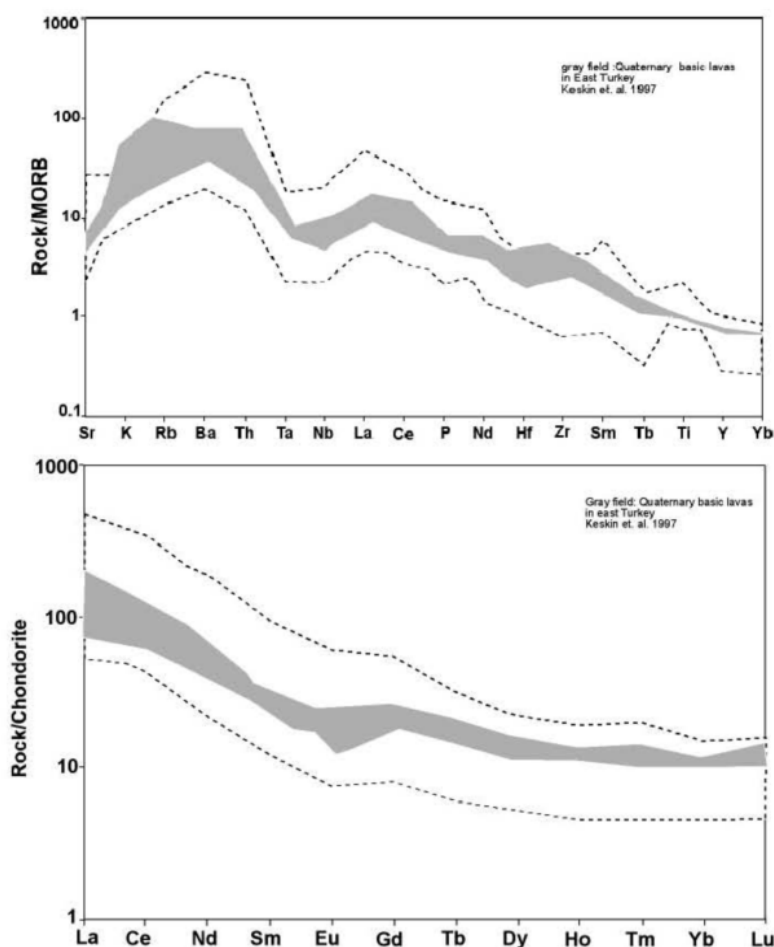
ساز و کارهای مختلفی برای ذوب گوشته و ایجاد ماگماهای قلیایی برای فلات مرتفع ایران- آناطولی پیشنهاد شده است [۱۲]، از جمله شروع ذوب بخشی به علت کاهش فشار در اثر نیروهای کششی در منطقه و گسیختگی لیتوسفر زیر قاره‌ای، ایجاد آشفته‌گی در ترازهای گرمایی لیتوسفر زیر قاره‌ای این مناطق که در اثر وجود نیروهای فشارشی و متعاقباً به علت کوتاه‌شدگی، ضخیم‌شدگی و بالاآمدگی پوسته‌ای رخ می‌دهند، کشش منطقه‌ای و نازک شدن پوسته در محل حوضه‌های گسیخته در سیستم‌های گسلی در امتداد لغزش، و فعالیت نقاط داغ از جمله ساز و کارهای پیشنهادی است [۱۲]، [۱۳]. با در نظر گرفتن ادامه همگرایی پلیت عربی و اوراسیا پس از برخورد، از بین پیشنهادهای بالا، ذوب بخشی گوشته استنوسفری زیر قاره‌ای به علت کم شدن فشار در اثر گسیختگی و یا قطعه قطعه شدن پوسته فلات ایران و شرق آناطولی و کشش منطقه‌ای و نازک شدن پوسته در محل حوضه‌های گسیخته محتمل‌ترند. در اثر حاکمیت نیروهای کششی ناشی از جابه‌جائی خرده صفحه‌های حاشیه جنوبی ابر قاره اوراسیا در جهات مختلف که در اثر برخورد صفحه آفریقا - عربی با اوراسیا حاصل شده بود، ماگماتیسیم جوان بازالتی فلات شمال غرب ایران و شرق آناطولی به وجود آمده است [۱۳]. ادامه همگرایی پس از برخورد پلیت عربی و اوراسیا و پیدایش

کوتاه‌شدگی، ضخیم‌شدگی و بالاآمدگی پوسته‌ای، از حدود ۱۲ میلیون سال قبل تا عهد حاضر، در شمال غرب ایران، گسل‌ها و شکستگی‌های زیادی را به وجود آورده است که اغلب آنها از نوع امتدادلغزش‌اند. در منطقه آذربایجان حرکت در راستای گسل‌ها، بخصوص در محل انحنای گسل‌های امتداد لغزش و یا در محل همپوشی پایه‌های گسلی، امتدادلغزش و محور چین‌های جوان و محل برخورد گاه شکستگی‌ها و گسل‌ها، در اثر کشش حوضه‌های گسیخته تشکیل شده‌اند، و این مناطق مسیرهای مناسبی برای خروج ماگماهای بازیک کواترنری بوده‌اند (شکل ۱). همچنین برخوردگاه گسل‌هایی که دارای راستاهای NW-SE و NE-SW هستند و برخوردگاه این گسل‌ها با گسل‌های با راستای شمالی - جنوبی، مسیرهای مناسبی برای خروج و فوران آگونی‌های بازی بوده‌اند. گسل‌های با روند NW-SE تحت حاکمیت رژیم‌های زمین‌ساختی فشارشی بوده‌اند، لذا نمی‌توانسته‌اند مسیر فعالی برای صعود ماگمای بازی باشند. با توجه به نمودارهای مربوط به تغییرات ژئوشیمیایی عناصر اصلی و کمیاب نمونه‌های مورد مطالعه

کوتاه‌شدگی، ضخیم‌شدگی و بالاآمدگی پوسته‌ای، از حدود ۱۲ میلیون سال قبل تا عهد حاضر، در شمال غرب ایران، گسل‌ها و شکستگی‌های زیادی را به وجود آورده است که اغلب آنها از نوع امتدادلغزش‌اند. در منطقه آذربایجان حرکت در راستای گسل‌ها، بخصوص در محل انحنای گسل‌های امتداد لغزش و یا در محل همپوشی پایه‌های گسلی، امتدادلغزش و محور چین‌های جوان و محل برخورد گاه شکستگی‌ها و گسل‌ها، در اثر کشش حوضه‌های گسیخته تشکیل شده‌اند، و این مناطق مسیرهای مناسبی برای خروج ماگماهای بازیک کواترنری بوده‌اند (شکل ۱). همچنین برخوردگاه گسل‌هایی که دارای راستاهای NW-SE و NE-SW هستند و برخوردگاه این گسل‌ها با گسل‌های با راستای شمالی - جنوبی، مسیرهای مناسبی برای خروج و فوران آگونی‌های بازی بوده‌اند. گسل‌های با روند NW-SE تحت حاکمیت رژیم‌های زمین‌ساختی فشارشی بوده‌اند، لذا نمی‌توانسته‌اند مسیر فعالی برای صعود ماگمای بازی باشند. با توجه به نمودارهای مربوط به تغییرات ژئوشیمیایی عناصر اصلی و کمیاب نمونه‌های مورد مطالعه



شکل ۹ نمودارهای نشان دهنده محیط زمین‌ساختی سنگ‌های مناطق مورد مطالعه [۱۱]، a - جدایش موقعیت سنگ‌های آتشفشانی درون صفحه-ای (WIP) از واحدهای مرتبط با قوس‌های آتشفشانی (AR)، b - جدایش قوس‌های حواشی قاره‌ای (CAP)، قوس‌های پس از برخورد (PAP) و محیط‌های قوسی آغازین (IOP) و تأخیری (LOP)، c جدایش محیط‌های پس از برخورد از محیط‌های قوسی آغازین و تأخیری علائم در الف و ب مانند شکل ۶ است.



شکل ۱۰ مقایسه الگوی عناصر نادر خاکی بازالت‌های کواترنری آذربایجان با سنگ‌های مشابه در شرق ترکیه. کلیه داده‌ها بر اساس مقادیر کندریت و بازالت میان اقیانوسی بر گرفته از [۸] به‌نجار شده‌اند. گستره خط چین مربوط به الگوی تغییرات عناصر نادر خاکی آذربایجان و محدوده خاکستری مربوط به الگوی تغییرات عناصر کمیاب شرق ترکیه در فلات کارس-ارزروم است.

برداشت

این ویژگی می‌تواند نشان دهنده خاستگاه گوشته‌ای غنی شده برای ماگما باشد. طیف ترکیبی گسترده (MgO)، Ni، Cr نشان دهنده جدایش اولیوین و پیروکسن از ماگماست و نقش آن را در دگرسانی ماگما نشان می‌دهد. ناهنجاری منفی ضعیف Eu، در الگوی عناصر کمیاب سنگ‌های مورد مطالعه، نشان دهنده دگرسانی ماگما و جدایش پلاژیوکلازهای کلسیک هنگام بالا آمدن و استقرار ماگمای بازی در سطوح بالاتر است. وجود ناهنجاری مثبت و شاخص برای Ba، Rb، Th، La، U، و Cs، تأثیر آلودگی پسته‌ای را نشان می‌دهد. الگوی HREE تهی شده و نسبت‌های بالای عناصر نادر خاکی LREE می‌تواند نشان دهنده گارنت در خاستگاه گوشته‌ای غنی شده و نسبت بالای $\text{CO}_2/\text{H}_2\text{O}$ در محیط تشکیل ماگما باشد. ناهنجاری منفی

(۱) آتشفشان‌های پلیو - کواترنری آذربایجان، شامل مجموعه‌ای از واحدهای آتشفشانی متنوع است که جوانترین بخش آن در کواترنری دگرسان شده و شامل گدازه‌های اولیوین بازالت، تراکی بازالت، تراکی آندزیت بازالتی با خصلت قلیایی هستند. (۲) سنگ‌های مطالعه شده دارای بافت میکرولیتیک پورفیری و هیالومیکرولیتیک پورفیری حفره‌دار هستند و برخی از آنها بافت دولریتی دارند. درشت بلورهای اصلی سنگ‌ها شامل الیوین، پلاژیوکلاز و کلینوپیروکسن‌اند. برخی از الیوین‌ها دارای کرانه‌های ایدینگستی، و سنگ‌های بازی مورد مطالعه متعلق به سری قلیایی هستند.

(۳) اغلب نمونه‌ها متاآلومینوس‌اند و دارای درصد بالایی از TiO_2 (بیشتر از ۲ درصدوزنی)، Zr، و نسبت La / Yb بالا هستند و

- [5] Winchester J.A., Floyd P.A., "Geochemical discrimination of immobile elements", Chemical Geology 20, (1997). 325-343 p.
- [6] Le Maitre R.W., Bateman P., Dudek A., Keller J., Lameyre Le Bas M.J., Sabine P.A., Schmid R., Sorensen H., Streckeisen A., Wooley A.R., Zanettin B., "A classification of igneous rocks and glossary of terms.", Blackwell, Oxford.(1989).
- [7] Irvine T.N., Baragar W.R.A., "A guide to the chemical classification of the common volcanic rocks", Canadian Journal of Earth Science 8 (1971) 523 – 48.
- [8] Sun S.S., McDonough W. F., "Chemical and isotopic systematics of oceanic basalts: implications for mantle Composition and Processes ", in: Saunders A. D., Norry M. J.(Eds.) "Magmatism in the ocean basins ", Geological Society Special Publication London 42 (1989) 313-347.
- [9] Fitton G.J., James D., Leeman W.P., "Basic magmatism associated with late Cenozoic extension in the western United States: compositional variations in space and time", J. Geophys. Res. 96 (1991) 53-61.
- [10] Hofman A.W., "Mantle geochemistry: the message from Oceanic Volcanism", Nature 385(1997) 219-229.
- [11] Muller D., Groves D. I., "Pottasic igneous rocks and associated gold-copper mineralization", Sec. Updated. Springer – Verlag.(1997) 242p.
- [12] Pearce J.A., Bender J.F., De Long S.e., Kidd W.S.F., Low P.J., Guner Y., Saroglu F., Yilmaz Y., Moorbath S., Mitchell J.J., "Genesis of collision magmatism in eastern Anatolia, Turkey", J. Volcanol. Geotherm. Res. 44 (1990) 189-229.
- [13] Innocenti F., Manetti P., Mazzuli R., Pasquare G., Villari L., "Anatolia and north-western Iran", In: Thorpe, R.S.(ed.), Andesites. John Wiley and sons,(1982)327-349 p.
- [14] Keskin M., Pearce J.A., Mitchell J.G., "Volcano-stratigraphy and geochemistry of collision-related volcanism on the Erzurum- Kars Plateau", Northeastern Turkey. J. Volcanol. and geothermal Rs. (1983)55-404p.

ضعیف (Nb و Ta) برای برخی از نمونه‌ها احتمالاً نشان دهنده آرایش ماگما با مواد پوسته‌ای است.

۴) نمودارهای محیط زمین ساختی نشان می‌دهند که بازالتها در پیرامون محیط‌های فعال قاره‌ای و قوس‌های آتشفشانی پس از برخورد تشکیل شده‌اند.

۵) ماگماتیسم شمال غرب ایران و آذربایجان و شرق آناتولی سرگذشت زمین‌شناسی و محیط زمین ساختی مشابهی را در پلیو - کواترنری داشته‌اند. این همانندی در نمودارهای تغییرات عناصر کمیاب قابل مشاهده است. در این دوره شمال غرب ایران و شرق ترکیه، فلات مرتفعی را تشکیل می‌داده و در اثر برخورد و ادامه همگرایی تخته‌گاه عربی - اوراسیایی، کوتاه‌شدگی، ضخیم‌شدگی، و بالاآمدگی پوسته‌ای شاخصی در این مناطق به وجود آمده است. در اثر کاهش ناگهانی فشار در گوشته بالا آمده و به علت ایجاد شکستگیها و گسلهای راستای لغزش عمیق، ذوب بخشی در گوشته استنوسفری شروع شده و ماگماتیسم قلیایی بازی پلیو- کواترنری آذربایجان و شمال غرب ایران شکل گرفته است.

تشکر و قدردانی

مطالب این مقاله بخشی از رساله دکترای مؤلف اول است که از سوی دانشگاه تبریز مورد حمایت مالی قرار گرفته است. لذا نویسندگان از مسئولین محترم دانشگاه تبریز و نیز از هیئت تحریریه و داوران مجله بلورشناسی و کانی‌شناسی که با نظرات سازنده خود موجب ارتقای سطح مقاله شدند تشکر می‌شود.

مراجع

- [1] McBirney A.R., "Igneous petrology", Sec., ed., John and Bartlett. Pub,(1993)507 p.
- [۲] وثوقی عابدینی م., "مقدمه‌ای بر تحقیقات پتروگرافی و پترولوژی ولکانیک‌های بازیک دوران چهارم منطقه آذربایجان", سازمان زمین‌شناسی کشور (۱۳۵۶). گزارش شماره ۶۹.
- [۳] سیار میاندھی ا., "بررسی پتروژنتیکی بازالت‌های کواترنر آذربایجان", پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید بهشتی تهران (۱۳۷۲) ۱۹۹ صفحه.
- [۴] عامل ن., "مطالعه پترولوژی نوار ولکانیکی شمال گسل تبریز", پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تبریز (۱۳۷۳) ۱۶۷ صفحه.