

خدایم!

هر جا که باشم از آن تو هستم
و مرید همه پیام آوران و عاشقان تو.
شاغر د همه اساتیدی که راز تو را می شناسند
و خدمتگزار تمامی انسان ها و مخلوقات.
زیرا همه آنها از آن تو هستند.



وزارت علوم ، تحقیقات و فناوری

دانشگاه شهید بهشتی

دانشکده علوم زمین

گروه آموزشی زمین شناسی

پایان نامه جهت اخذ درجه کارشناسی اوردند

رشته زمین شناسی / گرایش پترولوزی

عنوان :

پتروگرافی، دگرسانی و ژئوشیمی سنگهای آذرین و ارتباط آن با کانی سازی در
محور خاروانا- نوجه مهر (جنوب شرق سیه رود و شمال شرق تبریز)

استاد راهنمای:

دکتر سید محمد پور معافی

دکتر منصور قربانی

استاد مشاور : دکتر ایرج رسائے

نگارنده : حمیده غفرانی

نیمسال دوم سال تحصیلی ۱۳۸۵-۸۶

۱۹۲۱

بسمه تعالی
وزارت علوم ، تحقیقات و فناوری
دانشگاه شهید بهشتی
دانشکده علوم زمین
گروه زمین‌شناسی
تأثیردهی دفاع از پایان نامه
کارشناسی ارشد

این پایان نامه توسط خانم : حمیده غفرانی
دانشجوی دوره کارشناسی ارشد ناپیوسته

رشته : زمین‌شناسی گرایش : پترولولژی در تاریخ ۱۲ / ۲ / ۱۳۸۶ مورد دفاع

قرار گرفت و براساس رأی هیأت داوران با نمره ۱۹/۸ و درجه عالی

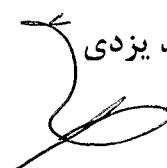
پذیرفته شد .

استاد راهنما : آقای دکتر سید محمد پورمعافی 

آقای دکتر منصور قربانی 

استاد مشاور : آقای دکتر ایرج رساء 

استاد داور : آقای دکتر منصور وثوقی عابدینی 

استاد داور : آقای دکتر محمد یزدی 

خدا در سپاس می گویند که تو است مریک چگانه دیگر در فریاد کسی فراتر نمود
از همسر سپاسگزارم که در طول این مدت هر چند کوتاه با توانایی های خود تمام
ضعف های مرا جبران کرد.

از پدر و مادر سپاسگزارم که در این دلاع مشوق و پشتیبان من بودند.
از استاد راهنمای و مشاور خود تشکر می کنم که در این درستایادی های خود در از من
دریغ نکردند.

امیدوارم این عزیزان کوتاهی های مرا در این مدت خرد نگیرند و بر بزرگواری خویش
بیخشند.

اقرار و تعهدنامه

اینجانب حمیده غفرانی دانشجوی مقطع کارشناسی
ارشد دانشگاه شهید بهشتی ، دانشکده علوم زمین ،
گروه زمین شناسی ، رشته زمین شناسی ، گرایش
پرولوژی پایان نامه حاضر را بر اساس مطالعات و
تحقیقات شخصی خود انجام داده و در صورت
استفاده از داده‌ها ، مأخذ ، منابع و نقشه‌ها به‌طور
کامل به آن ارجاع داده‌ام ، ضمناً داده‌ها و نقشه‌های
موجود را با توجه به مطالعات میدانی - صحرائی
خود تدوین نموده‌ام . این پایان نامه پیش از این
به هیچ‌وجه در مرجع رسمی یا غیر رسمی دیگری
به عنوان گزارش یا طرح تحقیقاتی عرضه نشده است .
در صورتی که خلاف آن ثابت شود ، درجه‌ی
دريافتی اينجانب از اعتبار ساقط شده ، عواقب و
نتایج حقوقی حاصله را می‌پذيرم .

تاریخ ۲۴/۰۷/۸۷

امضاء

چکیده:

محور خاروانا- نوجه مهر با وسعتی در حدود ۹۰ کیلومتر مربع($18\text{km} \times 5\text{km}$) در استان آذربایجان شرقی در ۱۵۰ کیلومتری شمال شهر تبریز در ورقه ۲۵۰۰۰ : ۱ تبریز-پلدشت بین طولهای جغرافیائی $46^{\circ} 30'$ تا $46^{\circ} 46'$ شرقی و عرضهای جغرافیائی $30^{\circ} 38'$ و 39° در ورقه ۱۰۰۰۰ : ۱ سیه رود با مختصات $55^{\circ} 16' 13''$ - $55^{\circ} 46' 13''$ طول خاوری و عرض $49^{\circ} 24' 38''$ - $49^{\circ} 52' 38''$ واقع شده است. محدوده مورد مطالعه در تقسیم بندی زمین شناسی ایران توسط اشتوکلین (۱۹۶۸) در زون البرز- آذربایجان قرار دارد. سن این مجموعه از کرتاسه بالایی تا پالئوسن تغییر می کند و توف های جوانتر با سن ائوسن نیز در برخی نقاط روی آندزیت ها قرار گرفته اند. این محدوده از نظر سنگ شناسی بسیار متنوع است و شامل چهار بخش سنگ های آذرین درونی، سنگ های آذرین بیرونی، سنگ های آذرین نیمه عمیق و سنگ های آذرآواری است. ترکیب سنگ های آذرین درونی از پیروکسنتیت تا آلکالی گرانیت متغیر است و بافت اکثر آنها گرانولار است. ترکیب سنگ های آذرین بیرونی از ریوداسیت تا اولیوین بازالت تغییر می کند و بافت آنها از پورفیریک با خمیره میکروگرانولار یا خمیره میکرولیتی تا سریت می باشد. سنگ های آذرآواری بیشتر از نوع توف است که اکثراً دارای ترکیب سیلیسی و کربناتی هستند. روند تغییرات عناصر اصلی در نمودارهای دو متغیره هارکر TiO_2 - CaO ، MgO - Fe_2O_3 و SiO_2 - Al_2O_3 نشان می دهد که با افزایش مقدار SiO_2 ، مقدار اکسیدهای P_2O_5 با افزایش Na_2O و K_2O افزایش می یابد. SiO_2 در ابتدا کاهش و مقدار اکسیدهای Al_2O_3 و P_2O_5 با افزایش می یابد. SiO_2 در مقابل Al_2O_3 تقریباً روند ثابتی دارد. مطالعات ژئوشیمیایی نشان می دهد که اکثر سنگ های منطقه ماهیت کالک آلکالن با پتانسیم متوسط تا زیاد دارند. از لحاظ محیط تکتونیکی، بازالت ها اکثراً متعلق به بازالت های کالک آلکالن جزایر قوسی (CAB) و گرانیتوتئیدها نیز جزء گرانیت های قوس آتشفسانی (VAG) و همزمان با تصادم (Syn-COLG) هستند. آندزیت ها از نوع آندزیت های کوهزایی و جزء آندزیت های جزایر قوسی می باشند. در برخی محل ها سیالات هیدرولترمالی دگرسانی شدیدی در منطقه ایجاد کرده، و به صورت محدود باعث کانی سازی در منطقه شده اند. دگرسانی های موجود در منطقه شامل دگرسانی آرژیلیک، پتاسیک، فیلیک، پروپیلیتیک، دگرسانی آلونیتی، سیلیسی شدن و آلبیتی شدن می باشد. دگرسانی فراگیر از نوع آرژیلیک بوده که اغلب سنگها به خصوص آندزیتها و داسیتها را تحت تاثیر قرار داده است. در شمال محور مورد مطالعه با توجه به تجمع کانیهای Fe -دار و Cu -دار شواهدی مبنی بر معادن ذخایر مس و آهن وجود دارد. به طور کلی کانی سازی در منطقه را می توان از لحاظ اهمیت اقتصادی به سه دسته کلی تقسیم کرد که عبارتند از: کانی سازی در توده پورفیری، کانی سازی اسکارن و کانی سازی رگه ای.

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
۹-۱	فصل اول : کلیات
۲	۱- محل و موقعیت جغرافیایی
۲	۲- راه های ارتباطی
۲	۳- شرایط اقلیمی
۵	۴- شرایط اجتماعی منطقه
۵	۵- زمین ریخت شناسی
۶	۶- اهداف و روش های مطالعاتی
۷	۷- مطالعات پیشین در منطقه
۲۹-۱۰	فصل دوم : زمین شناسی منطقه
۱۱	۱-۲- مقدمه
۱۱	۲-۲- زمین شناسی عمومی منطقه
۱۷	۳-۲- چینه شناسی منطقه
۱۷	۱-۳-۲- سنگ های آتشفسانی - رسوبی کرتاسه بالایی
۱۸	۲-۳-۲- سنگ های آتشفسانی پالئوسن
۱۹	۳-۳-۲- مجموعه سنگ های آتشفسانی ائوسن
۱۹	۴-۳-۲- سنگ های رسوبی و توده های نفوذی اولیگوسن
۲۰	۵-۳-۲- سنگ های آتشفسانی - رسوبی میوسن
۲۰	۶-۳-۲- نهشته های رسوبی و آبرفتی کواترنری
۲۲	۴-۲- ماگماتیسم ترشیر
۲۳	۱-۴-۲- ماگماتیسم ترشیر آذربایجان
۲۵	۲-۴-۲- ماگماتیسم در منطقه
۲۷	۵-۲- دگرسانی در منطقه
۲۷	۶-۲- کانی سازی در منطقه
۲۷	۷-۲- زمین ساخت منطقه

٦١-٣٠	فصل سوم : رده بندی و پتروگرافی سنگ های آذرین
٣١	بخش اول : رده بندی سنگ های آذرین
٣١	١-۱-۳ - مقدمه
٣١	٢-۱-۳ - طبقه بندی مودال
٣٢	١-۲-۱-۳ - تقسیم بندی و نامگذاری سنگ های آذرین براساس مصوبه کمیته IUGS
٣٥	٣-۱-۳ - طبقه بندی شیمیایی
٣٥	١-۳-۱-۳ - نمودار مجموع آلکالی- سیلیس (TAS)
٣٧	٢-۳-۱-۳ - طبقه بندی سنگ های آذرین با استفاده از نورم
٣٧	٤-۱-۳ - رده بندی سنگ های آذرآواری
٤٠	بخش دوم : پتروگرافی
٤٠	۱-۲-۳ - مقدمه
٤١	٢-۲-۳ - پتروگرافی سنگ های آذرین نفوذی
٤١	١-۲-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی گابرو
٤٥	٢-۲-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی کوارتزدیوریت تا گرانوودیوریت
٤٧	٣-۲-۳ - پتروگرافی سنگ های آذرین نیمه عمیق
٤٧	١-۳-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی دیوریت پورفیری
٤٨	٤-۲-۳ - پتروگرافی سنگ های آذرین خروجی
٤٨	١-۴-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی بازالت
٥٠	٢-۴-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی آندزیت تا تراکی آندزیت
٥٥	٣-۴-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی تراکیت
٥٦	٤-۴-۲-۳ - مشخصات سنگ شناسی داسیت تا ریوداسیت
٥٩	٥-۲-۳ - پتروگرافی سنگ های آذرآواری
٨٦-٦٢	فصل چهارم : ژئوشیمی و پترولولژی سنگ های آذرین
٦٣	۱-۴ - مقدمه
٦٤	٢-٤ - بررسی تحولات ماقمایی و ارتباط ژنتیکی سنگ های منطقه
٦٤	١-۲-٤ - نمودارهای دو متغیره هارکر
٦٥	١-۱-۲-٤ - روند تغییرات عناصر اصلی

۷۰	۲-۱-۲-۴- روند تغییرات عناصر کمیاب در مقابل سیلیس
۷۸	۲-۲-۴- کاربرد اندیس های مختلف در ارتباط با تحولات ماقمایی
۸۱	۳-۴- تعیین سری های ماقمایی موجود در منطقه
۸۱	۱-۳-۴- نمودار درصد وزنی $K_2O + Na_2O$ در مقابل SiO_2 از کاکس و همکاران (۱۹۷۹)
۸۲	۲-۳-۴- نمودار آلکالی ها در مقابل سیلیس از ایروین و باراگار (۱۹۷۱)
۸۲	۳-۳-۴- نمودار AFM از ایروین و باراگار (۱۹۷۱)
۸۲	۴-۳-۴- نمودار SiO_2 در مقابل K_2O
۱۲۱-۸۷	فصل پنجم : جایگاه تکتونیکی و پتروژئنز ماقمایی
۸۸	۱-۵- مقدمه
۸۹	۲-۵- محیط های تکتونیکی
۹۰	۱-۲-۵- محیط تکتونیکی بازالت ها
۹۰	۲-۲-۵- جایگاه تکتونیکی بازالت های منطقه
۹۱	۱-۲-۲-۵- نمودارهای متمایز کننده بازالت ها بر اساس عناصر اصلی
۹۱	- نمودار $MgO-FeO-Al_2O_3$ (پیرس و همکاران، ۱۹۷۷)
۹۱	۲-۲-۲-۵- نمودارهای متمایز کننده بازالت ها بر اساس عناصر فرعی
۹۱	- نمودار $TiO_2-K_2O-P_2O_5$ (پیرس و همکاران، ۱۹۷۵)
۹۲	- نمودار $MnO-TiO_2-P_2O_5$ (مولن، ۱۹۸۳)
۹۴	۲-۲-۳-۵- نمودارهای متمایز کننده با استفاده از عناصر کمیاب
۹۴	- نمودارهای $Ti-Zr-Sr$ و $Ti-Zr-Y$ (پیرس و کن، ۱۹۷۳)
۹۵	- نمودار $Ti-V$ (شروابیس، ۱۹۸۲)
۹۸	۳-۲-۵- محیط های تکتونیکی گرانیت ها
۹۸	۴-۲-۵- جایگاه تکتونیکی گرانیت های منطقه
۱۰۰	۱-۴-۲-۵- نمودارهای مختلف مانیار و پیکولی (۱۹۸۹)
۱۰۲	۲-۴-۲-۵- تقسیم بندي هانیدمن جهت تعیین مقادیر آلومین در گرانیتوئیدها
۱۰۳	۳-۴-۲-۵- نمودارهای متمایز کننده گرانیت ها براساس $Y-Nb$ و $Ta-Yb$ (پیرس و همکاران، ۱۹۸۴)

۱۰۳	Rb-(Y+Nb) و Rb-(Yb+Ta) (پیرس و همکاران، ۱۹۸۴)	-۵-۴-۲-۵
۱۰۴	-۵-۴-۲-۵ نمودارهای تغییرات عناصر کمیاب بر حسب درصد SiO_2 برای تفکیک گرانیت ها (پیرس و همکاران، ۱۹۸۵)	
۱۰۹	-۵-۲-۵ محیط های تکتونیکی آندزیت ها	
۱۱۳	-۶-۲-۵ جایگاه تکتونیکی آندزیت های منطقه	
۱۱۵	-۱-۶-۲-۵ نمودار درصد SiO_2 در مقابل K_2O برای تفکیک آندزیت های مختلف (گیل، ۱۹۸۱)	
۱۱۶	-۷-۲-۵ روند تغییرات عناصر کمیاب بر اساس نمودارهای عنکبوتی	
۱۱۷	-۱-۷-۲-۵ نمودارهای عنکبوتی در سنگ های آذرین اسیدی	
۱۱۷	-۲-۷-۲-۵ نمودارهای عنکبوتی در سنگ های آذرین بازیک	
۱۲۰	-۳-۷-۲-۵ نمودارهای عنکبوتی در سنگ های حدواسط	
۱۵۶-۱۲۲	فصل ششم : دگرسانی و ارتباط آن با کانی سازی	
۱۲۲	۱-۶ مقدمه	
۱۲۲	-۲-۶ دگرسانی (Alteration)	
۱۲۴	-۱-۲-۶ دگرسانی سنگ های دیواره	
۱۲۴	-۲-۲-۶ عوامل موثر در شدت و نوع دگرسانی	
۱۲۶	-۳-۲-۶ واکنش های دگرسانی	
۱۲۸	-۳-۶ انواع دگرسانی موجود در منطقه	
۱۲۸	-۱-۳-۶ دگرسانی آرژیلیک (Argillic Alteration)	
۱۳۰	-۲-۳-۶ دگرسانی پتاسیک (Potassic Alteration)	
۱۳۲	-۳-۳-۶ دگرسانی سریسیتیک (Sericitic Alteration)	
۱۳۵	-۴-۳-۶ دگرسانی نوع سیلیسی (Silicic Alteration)	
۱۳۶	-۵-۳-۶ دگرسانی پروپیلیتیک (Propyllitic Alteration)	
۱۳۹	-۶-۳-۶ دگرسانی آلونیتی (Alunitization)	
۱۴۰	-۷-۳-۶ دگرسانی آلبیتی (Albitization)	
۱۴۰	-۴-۶ دگرسانی سنگ های آتشفسانی کالک آلکالن	
۱۴۱	-۱-۴-۶ ماحا، دگسانه، هیدروترمال، آندزیت	

۱۴۳	۵-۶- دگرسانی سنگ های نفوذی کالک آلکالن
۱۴۳	۶-۶- دگرسانی بازالت ها
۱۴۴	۶-۷- دگرسانی سنگ های گابروئی و اولترامافیک
۱۴۴	۶-۸- سنجش از دور
۱۵۱	۶-۹- کانی سازی در منطقه
۱۵۲	۶-۹-۱- کانی سازی در توده پورفیری
۱۵۲	۶-۹-۲- کانی سازی اسکارن توده ای
۱۵۲	۶-۹-۳- کانی سازی اسکارن نواری
۱۵۳	۶-۹-۴- کانی سازی رگه ای
۱۵۴	نتیجه گیری
۱۵۶	منابع فارسی
۱۵۹	REFERENCES

پیوست ها

فهرست تصاویر:

صفحه	تصاویر
۳	تصویر ۱-۱- راه های ارتباطی دسترسی به منطقه مورد مطالعه (برگرفته از اطلس راه های ایران با مقیاس ۱:۱۰۰۰۰)
۱۲	تصویر ۲-۱- واحدهای ساختمانی- رسوبی ایران، م.ج. نبوی، (۱۳۵۵)
۱۴	تصویر ۲-۲- واحدهای ساختمانی و گسترش حوزه های رسوبی ایران (افتخارنژاد، ۱۳۵۹)
۱۵	تصویر ۲-۳- واحدهای تکتونیکی مهم ایران، (اشتامپلی، ۱۹۷۸)
۱۶	تصویر ۴-۲- زیر تقسیمات اصلی تکتونیکی در ایران (تغییر داده شده از اشتولکلین، ۱۹۷۷)
۲۰	تصویر ۵-۲- تصویر ماهواره ای از منطقه مورد مطالعه
۲۱	تصویر ۶-۲- نقشه زمین شناسی منطقه (اقتباس از نقشه ۱:۱۰۰۰۰ سیه رود)
۲۹	تصویر ۷-۲- عملکرد تکتونیک به صورت گسل پس از دگرسانی که در لایه زرد رنگ افتادگی ایجاد کرده است (دید به سمت شمال)
۲۹	تصویر ۸-۲- گسل دوزال- جنگلو (جهت دید به سمت شمال)
۴۱	تصویر ۳-۱- نمونه H.G.54 (گابرو) برداشته شده از توده نفوذی اطراف روستای میانه
۴۲	تصویر ۳-۲- بلور پیروکسن در امتداد رخها به کانیهای فلزی تبدیل شده است (PPL)
۴۳	تصویر ۳-۳- ماکل پری کلین در بلور پلازیو کلاز (XPL)
۴۳	تصویر ۳-۴- بافت افیتیک در گابرو (XPL)
۴۳	تصویر ۳-۵- مقطعی از سنگ گابرو مربوط به نمونه G.H.42 با بافت گرانولار (XPL)
۴۴	تصویر ۳-۶- مقطع میکروسکوپی هماتیت موجود در گابرو مربوط به نمونه G.H.52
۴۵	تصویر ۳-۷- گرانیتوئیدهای منطقه (جهت دید به سمت شمال)
۴۵	تصویر ۳-۸- تصویر ماکروسکوپی گرانودیوریت، نمونه G.H.44 (a) و کوارتزدیوریت، نمونه G.H.47 (b)
۴۶	تصویر ۳-۹- کانی های تشکیل دهنده گرانودیوریت در مقطع G.H.44 (a) PPL و (b) XPL

- تصویر ۳-۱۰-۳ - پلازیوکلازهای سریسیتی شده که اطراف آنها حلقه های آلبیت تشکیل شده است و کلریت های ثانویه در یک سنگ ساب ولکانیک.
 (b) PPL و (a) XPL
- تصویر ۳-۱۱-۳ - رگه کلسیتی و پلازیوکلاز زونه موجود در سنگ دیوریت پورفیری
 PPL (b) و (a) XPL
- تصویر ۳-۱۲-۳ - نمونه G.H.31 ، بازالت برداشته شده از شرق روستای میانه
- تصویر ۳-۱۳-۳ - وجود کانی تیتانواوزیت در اولیوین بازالت (XPL)
- تصویر ۳-۱۴-۳ - رسوبات قرمز رنگ دشت مانند در دو سمت جاده خاروانا-پهناور. این رسوبات حاصل اکسید شدن پیریت های موجود در آندزیت های منطقه تحت تاثیر دگرسانی فیلیک است که سطح لایه های آندزیتی را می پوشانند (جهت دید به سمت شمال)
- تصویر ۳-۱۵-۳ - آندزیت های دگرسان شده که دارای اکسید آهن فراوان هستند (جهت دید به سمت شمال)
- تصویر ۳-۱۶-۳ - تصاویری از انواع مختلف آندزیت. (a) نمونه H.G.36 که دچار دگرسانی سیلیسی شده است (برداشت شده از شرق منطقه)؛ (b) نمونه H.G.33 دارای حفرات پر شده از سیلیسی ثانویه (برداشت شده از شرق منطقه)؛ (c) نمونه H.G.15 تراکی آندزیت تحت دگرسانی آرژیلیک (برداشت شده از کنار جاده خاروانا-پهناور) و (d) نمونه H.G.34 با دگرسانی سیلیسی و تبلور مجدد کوارتز (برداشت شده از شرق منطقه)
- تصویر ۳-۱۷-۳ - بافت پورفیریک با خمیره میکروولیتی در یک نمونه تراکی آندزیتی (a) و بافت سریت در نمونه ای از آندزیت (b) (XPL)
- تصویر ۳-۱۸-۳ - پلازیوکلاز تبدیل شده به سریسیت. (b) PPL و (a) XPL
- تصویر ۳-۱۹-۳ - ماکل پلی سنتیک در پلازیوکلاز (XPL)
- تصویر ۳-۲۰-۳ - مقطع طولی کشیده و مقطع عرضی شش ضلعی از هورنبلند (b) PPL و (a) XPL
- تصویر ۳-۲۱-۳ - بافت پوئی کلیتیک میان هورنبلند و پلازیوکلاز. (a) XPL و (b) PPL
- تصویر ۳-۲۲-۳ - کانی های فلزی خودشکل در مقطع نازک آندزیت (a) PPL ، کانی پیریت و کالکوپیریت در مقطع صیقلی (b)
- تصویر ۳-۲۳-۳ - تبدیل شدگی کالکوپیریت به بورنیت و کالکوسیت

- تصویر ۳-۲۴- مقطع تراکیت و کانی های تشکیل دهنده آن در نمونه H.G.26
 ۵۷ (b) PPL ، (a) XPL
- تصویر ۳-۲۵- نمونه های داسیتی برداشت شده از کنار جاده خاروانا- پهناور.
 ۵۷ (a) نمونه H.G.18 با رگه های سیلیسی آهن دار، (b) نمونه H.G.25
- تصویر ۳-۲۶- بافت میکروگرانولار در نمونه داسیتی
 ۵۸ (a) XPL H.G.25 و (b) PPL
- تصویر ۳-۲۷- کانی هماتیت در زیر میکروسکوپ انعکاسی که از اطراف به گوتیت تبدیل شده است.
 ۵۸
- تصویر ۳-۲۸- آندزیت ها در زیر توف ها واقع شده اند (جهت دید به سمت شرق)
 ۵۹
- تصویر ۳-۲۹- تناوب رنگی در توف های منطقه (جهت دید به سمت شمال)
 ۶۰
- تصویر ۳-۳۰- یک نمونه از توف کربناتی دارای قطعات آذرآواری کوارتز.
 ۶۱ (b) PPL (a) و XPL
- تصویر ۳-۳۱- توف سیلیسی و آلبیتی مربوط به نمونه H.G.19
 ۶۱ (b) PPL و (a) XPL
- تصویر ۶-۱- دگرسانی سیلیسی و دگرسانی آرژیلیک در منطقه (جهت دید به سمت شمال غرب)
 ۱۳۱
- تصویر ۶-۲- تبدیل پلازیوکلاز و الکالی فلدسپار به سریسیت در دگرسانی آرژیلیک مربوط به یک مقطع تراکی آندزیتی.
 ۱۳۱ (b) PPL (a) و XPL
- تصویر ۶-۳- تبدیل هورنبلند به بیوتیت در دگرسانی پتاسیک مربوط به یک نمونه کوارتزدیوریت.
 ۱۳۳ (b) PPL (a) و XPL
- تصویر ۶-۴- دگرسانی فیلیک و آرژیلیک در توف های منطقه (جهت دید به سمت شرق)
 ۱۳۵
- تصویر ۶-۵- تبدیل Fe^{2+} به Fe^{3+} در پیریت های موجود در آندزیت ها (جهت دید به سمت شمال)
 ۱۳۵
- تصویر ۶-۶- تبدیل پلازیوکلاز به سریسیت همراه با رگه کوارتز(a).
 ۱۳۵ دگرسانی سرسیتیک در داسیت (b) XPL
- تصویر ۶-۷- دگرسانی سیلیسی همراه با تبلور مجدد کوارتز.
 ۱۳۷ (a) XPL و (b) PPL
- تصویر ۸-۶- تبدیل شدگی پیروکسن به کلریت.
 ۱۳۹ (a) XPL و (b) PPL
- تصویر ۹-۶- (a) تبدیل هورنبلند به کلسیت و کلریت در XPL
 ۱۳۹ (b) تبدیل شدگی بیوتیت به کلریت و اکسید آهن در PPL.

۱۳۹	تصویر ۶-۱۰- کانی های اپاک ثانویه حاصل از دگرسانی در یک مقطع بازالتی. (a) XPL و (b) PPL
۱۴۰	تصویر ۶-۱۱- دگرسانی پروپیلیتیک. (a) XPL و (b) PPL
۱۴۱	تصویر ۶-۱۲- پدیده آلبیتی شدن در مقطع گابرو (XPL)
۱۴۶	تصویر ۶-۱۳- طیف بازتابی کانی های زون آرژیلیک متوسط و پیشرفته (رنسز، ۱۹۹۹)
۱۴۷	تصویر ۶-۱۴- طیف بازتابی کانی های کلسیت، دولومیت، منتموریلونیت، اپیدوت و کلربیت (رنسز، ۱۹۹۹)
۱۴۸	تصویر ۶-۱۵- الف: طیف بازتابی هماتیت و گوتیت در محدوده طول موج های ۳-۰/۵ میکرون. ب: طیف بازتابی هماتیت و گوتیت در محدوده طول موج های ۲۵-۰/۵ میکرون (رنسز، ۱۹۹۹)
۱۵۰	تصویر ۶-۱۶- طیف بازتابی کانی های ژیپس، آلونیت، دولومیت، کلسیت، ژاروسیت، بریل و رکتوریت (رنسز، ۱۹۹۹)

جداو

۴	جدول ۱-۱- وضع جوی شهر اهر بر حسب ماه (سالنامه آماری استان آذربایجان شرقی سال ۱۳۸۲)
۳۳	جدول ۱-۳- جدول مودال مربوط به سنگ های آذرین درونی منطقه مورد مطالعه
۳۸	جدول ۲-۳- رده بندی گرانومتری پیروکلاست ها و قطعات پیروکلاستیک تک منشایی خوب جور شده (برگرفته از اشمیت، ۱۹۸۱)
۴۰	جدول ۳-۳- شماره و نام نمونه های آنالیز شده (XRF) بر اساس طبقه بندی های مختلف
۱۰۳	جدول ۱-۵- درصد اکسیدهای Al_2O_3 , Na_2O , K_2O و CaO و نسبت A/CNK برای چند نمونه گرانیتی از منطقه مورد مطالعه
۱۱۵	جدول ۲-۵- مقایسه میانگین مقدار عناصر کمیاب غیرمتحرک آندزیت های منطقه با مناطق دیگر

نمودارها

۳۲	نمودار ۱-۳- طبقه بندی مودال کلی و اسامی سنگ های گابروئی با $M.90\%$ و موقعیت سنگ های منطقه در آن (از اشتراکایزن، ۱۹۷۴)
----	--

- نمودار ۲-۳- دیاگرام QAPF (اشترکایزن، ۱۹۷۶) برای تقسیم بندی و نامگذاری سنگ های نفوذی و موقعیت سنگ های منطقه در آن
- نمودار ۳-۳- طبقه بندی ژئوشیمیایی و نامگذاری سنگ های آتشفسانی با استفاده از نمودار مجموع آلکالی در مقابل SiO_2 از لوماتر و همکاران (۱۹۸۹)
- نمودار ۴-۳- طبقه بندی ژئوشیمیایی سنگ های آتشفسانی بر اساس نمودار اقتباس از کاکس و همکاران (۱۹۷۹)
- نمودار ۵-۳- طبقه بندی انواع توف ها بر حسب نوع مواد تشکیل دهنده
- نمودار ۴-۱- روند تغییر اکسیدهای SiO_2 , MgO , Fe_2O_3 , Al_2O_3 و O در مقابل
- نمودار ۴-۲- روند تغییر اکسیدهای SiO_2 , K_2O , Na_2O , CaO و O در مقابل
- نمودار ۴-۳- روند تغییر اکسیدهای SiO_2 , P_2O_5 , TiO_2 , MnO و O در مقابل
- نمودار ۴-۴- روند تغییرات عناصر Ba , Sr و Rb در مقابل SiO_2
- نمودار ۴-۵- روند تغییرات عناصر Y , Ga و Zn در مقابل SiO_2
- نمودار ۴-۶- روند تغییرات عناصر Cu , Ni و V در مقابل SiO_2
- نمودار ۴-۷- روند تغییرات عناصر Cr , Co و Sc در مقابل SiO_2
- نمودار ۴-۸- روند تغییرات سیلیس در مقابل ضریب انجماد (SI) و ضریب تفریق (DI)
- نمودار ۹-۴- نامگذاری سنگ های آذرین نرمال (غیرپتاسیک) (a) نامگذاری سنگ های ولکانیک (اقتباس از کاکس و همکاران، ۱۹۷۹) (b) نامگذاری سنگ های پلوتونیک (اقتباس از ویلسون، ۱۹۸۹). خط جداکننده میان سری های ماقمایی آلکالی و ساب آلکالی از میاشیرو (۱۹۷۸) است.
- نمودار ۱۰-۴- تعیین سری ماقمایی بر اساس دیاگرام آلکالی در مقابل سیلیس از ایروین و باراگار (۱۹۷۱). (● سنگ های نفوذی و ♦ سنگ های آذرین خروجی را نشان می دهد).
- نمودار ۱۱-۴- تعیین سری ماقمایی بر اساس دیاگرام مثلثی AFM به نقل از ایروین و باراگار (۱۹۷۱). (● سنگ های نفوذی و ♦ سنگ های آذرین خروجی را نشان می دهد).
- نمودار ۱۲-۴- تقسیم بندی سنگ های غیرآلکالن با استفاده از نمودار K_2O در مقابل SiO_2 , از لوماتر و همکاران (۱۹۸۹) و ریکوود (۱۹۸۹) و موقعیت سنگ های منطقه در آن. (● سنگ های نفوذی و ♦ سنگ های آذرین خروجی را نشان می دهد).

- نومودار ۱-۵ - نومودار $MgO-FeO-Al_2O_3$ (اقتباس از پیرس و همکاران، ۱۹۷۷) ۹۳
که مرزهای تعدادی از جایگاه‌های تکتونیکی را بر اساس دامنه ترکیبی سنگ‌های آتشفسانی نشان می‌دهد. این نومودار فقط برای سنگ‌های ساب آلکالن با دامنه SiO_2 درصد وزنی به کار می‌رود.
- نومودار ۲-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها بر اساس $TiO_2-K_2O-P_2O_5$ ۹۳
(از پیرس و همکاران، ۱۹۷۵)
- نومودار ۳-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها و آندزیت‌های بازالتی بر اساس $MnO-TiO_2-P_2O_5$ ۹۴
(اقتباس از مولن، ۱۹۸۳). محدوده‌ها عبارتند از: OIT، MORB (تولئیت‌های جزایر اقیانوسی یا تولئیت‌های برآمدگی‌های دریایی); OIA (آلکالی بازالت‌های جزایر اقیانوسی یا آلکالی بازالت‌های زیردریایی); CAB (بازالت‌های کالک آلکالن جزایر قوسی); IAT (تولئیت‌های جزایر قوسی)
- نومودار ۴-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها بر اساس $Ti-Zr-Y$ ۹۶
(اقتباس از پیرس و کن، ۱۹۷۳)
- نومودار ۵-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها بر اساس متغیرهای Ti و Zr ۹۶
(اقتباس از پیرس و کن، ۱۹۷۳)
- نومودار ۶-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها بر اساس $Ti-Zr-Sr$ ۹۷
(اقتباس از پیرس و کن، ۱۹۷۳)
- نومودار ۷-۵ - نومودار متمایز کننده بازالت‌ها بر اساس $Ti-V$ (گردآوری ۹۷
از شروایس، ۱۹۸۲). MORB در $Ti/V < 50$ ، بازالت‌های جزایر اقیانوسی و آلکالن در $50 < Ti/V < 100$ ، تولئیت‌های جزایر قوسی در نسبت $10 < Ti/V < 20$ و گدازه‌های کالک آلکالن با روندی نزدیک به قائم و در نسبت $50 < Ti/V < 15$ قرار می‌گیرند.
- نومودار ۸-۵ - فلوچارت شماتیک رده‌بندی و تفکیک گرانیتوئیدهای مختلف ۹۹
از هم (مانیار و پیکولی، ۱۹۸۹)
- نومودار ۹-۵ - نومودار تفکیک گرانیت‌ها از نظر محیط‌های تکتونیکی بر اساس درصد وزنی $FeO(T)$ به درصد وزنی MgO (مانیار و پیکولی، ۱۹۸۹) ۱۰۱
- نومودار ۱۰-۵ - نومودار تفکیک گرانیت‌ها از نظر محیط‌های تکتونیکی بر اساس درصد وزنی $FeO(T)+MgO$ به درصد وزنی CaO (مانیار و پیکولی، ۱۹۸۹) ۱۰۱

- نمودار ۱۱-۵- دیاگرام شاند برای تفکیک گرانیت‌های مختلف از یکدیگر (مانیار و پیکولی، ۱۹۸۹). بر اساس این نمودار، نمونه‌ها در قسمت پرآلومین قرار گرفته‌اند پس می‌توانند جزء گرانیت‌های برخورد قاره‌ای (CCG) باشند. محور عرضی این نمودار نسبت $\text{Al}_2\text{O}_3/(\text{Na}_2\text{O}+\text{K}_2\text{O})$ و محور طولی آن $\text{Al}_2\text{O}_3/(\text{CaO}+\text{Na}_2\text{O}+\text{K}_2\text{O})$ است.
- نمودار ۱۲-۵- (a) نمودار متمایز کننده گرانیت‌ها بر اساس Y-Nb (اقتباس از پیرس و همکاران، ۱۹۸۴) که محدوده گرانیت‌های قوس آتشفسانی (VAG)، گرانیت‌های همزمان با برخورد (syn-COLG)، گرانیت‌های درون صفحه‌ای (WPG) و گرانیت‌های پشت‌های اقیانوسی (ORG) را نشان می‌دهد. (b) نمودار متمایز کننده گرانیت‌ها بر اساس Ta-Yb (اقتباس از پیرس و همکاران، ۱۹۸۴) که محدوده گرانیت‌های قوس آتشفسانی (VAG)، گرانیت‌های همزمان با برخورد (syn-COLG)، گرانیت‌های درون صفحه‌ای (WPG) و گرانیت‌های پشت‌های اقیانوسی را نشان می‌دهد.
- نمودار ۱۳-۵- (a) نمودار متمایز کننده گرانیت‌ها بر اساس Rb-(Y+Nb) و Rb-(Yb+Ta) (اقتباس از پیرس و همکاران، ۱۹۸۴) که هر دو محدوده گرانیت‌های همزمان با برخورد (syn-COLG)، گرانیت‌های درون صفحه‌ای (WPG)، گرانیت‌های قوس آتشفسانی (VAG) و گرانیت‌های پشت‌های اقیانوسی (ORG) را نشان می‌دهند.
- نمودار ۱۴-۵- نمودارهای تغییرات عناصر کمیاب بر حسب درصد SiO_2 برای تفکیک گرانیت‌های مختلف از هم (پیرس و همکاران، ۱۹۸۵)
- نمودار ۱۵-۵- نمودارهای تغییرات عناصر کمیاب بر حسب درصد SiO_2 برای تفکیک گرانیت‌های مختلف از هم (پیرس و همکاران، ۱۹۸۵)
- نمودار ۱۶-۵- نمودار آلکالی در مقابل درصد وزنی سیلیس برای تشخیص آلکالی یا کلسیتی بودن سنگ‌ها (پیکاک، ۱۹۳۱). به جز دو نمونه ریوداسیتی که در محدوده کلسیتی می‌افتد، اکترسنگ‌های منطقه‌ما در محدوده آلکالی تا آلکالی کلسیک قرار می‌گیرند.
- نمودار ۱۷-۵- تفکیک ۶ نوع آندزیت مختلف بر اساس مقدار درصد SiO_2 در مقابل K_2O (گیل، ۱۹۸۱)
- نمودار ۱۸-۵- نمودارهای عنکبوتی عناصر کمیاب سنگ‌های خروجی اسیدی منطقه، نورمالیز شده با کندربیت و گوشته اولیه (تیلور و مک لن، ۱۹۸۵)

- نمودار ۱۹-۵ - نمودارهای عنکبوتی عناصر کمیاب سنگ های نفوذی اسیدی منطقه، نورمالیز شده با کندریت و گوشته اولیه (تیلور و مک لن، ۱۹۸۵)
- نمودار ۲۰-۵ - نمودارهای عنکبوتی عناصر واسطه سنگ های اسیدی منطقه، نورمالیز شده با کندریت و گوشته اولیه (تیلور و مک لن، ۱۹۸۵). (● سنگ های اسیدی نفوذی و ▶ سنگ های اسیدی آتشفشانی را نشان می دهد)
- نمودار ۲۱-۵ - نمودارهای عنکبوتی عناصر کمیاب و عناصر واسطه مربوط به سنگ های بازالتی منطقه، نورمالیز شده با کندریت و گوشته اولیه (تیلور و مک لن، ۱۹۸۵)
- نمودار ۲۲-۵ - نمودارهای عنکبوتی عناصر کمیاب و عناصر واسطه مربوط به سنگ های حد بواسطه منطقه، نورمالیز شده با کندریت و گوشته اولیه (تیلور و مک لن، ۱۹۸۵)

فصل اول:

«کلیات»