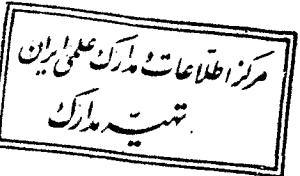


بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ

١٧٤٨



دانشگاه شهید بهشتی

دانشکده علوم زمین و جغرافیا

پایان نامه:

برای دریافت درجه کارشناسی ارشد در رشته پترولولوژی

موضوع:

بررسی پترولولوژیکی بازالت‌های کواترنری آذربایجان

استاد راهنما:

دکتر محمد پورمعافی

استاد مشاور:

دکتر منصور وثوقی عابدینی

نگارش:

امیر سیار میاندھی

سال تحصیلی: ۱۳۷۱-۷۲

تقدیم به:

کلیه کسانیکه به هر طریق درگردآوری

این رساله اینجانب را یاری نمودند.

تشکر و قدردانی

نگارنده برخودوا جب میداندتا از کلیده اسا تیدمحترم و دوستان گرامی که در راه به انجام رساله اینجا نب را از لطف و رحمت خویش برخسوردار نمودند سپاسگزاری نماید.

از آقای دکتر محمد پور معافی استاد محترم و معاونت آموزشی دانشکده علوم زمین و چهارمین رئیس اینجاست، اینجا نب را از تجربیات علمی و راهنمایی های فراوان بجهة مندساختند و ضمن همکاری درجهت رفع مشکلات اداری و سوءالات علمی زحمت مطالعه و اصلاح این رساله را نیز متحمل گردیدند شها بیت سپاسگزاری و امتنان را دارم.

- از آقای دکتر منصور و شووقی عابدینی، استاد گرایانمایه دانشکده علوم زمین و چهارمین رئیس اینجاست، اینجا نب را در اختیار اینجا نب قرار دادند و در پیشنهاد موضوع رساله تجارت علمی خویش را در اختیار اینجا نب قرار دادند و در پیشنهاد سخنگویی بدسوءالات علمی از هیچ محبتی فروگذار ننمودند کمال تشکر را دارم.

- از آقای دکتر مرتضی استاد دادا نشگاه فیزیوتیس (ایتالیا) که در کمیان صمیمیت تقاضای این حقیر را پاسخ گفتند و بیش از ده مقاًله سودمند را جهت اینجا نب ارسال نمودند. که در نگارش رساله از آنها بجهة فراوان بردم نهاده بیت سپاسگزاری را دارم.

- از آقای دکتر موریس استاد دادا نشگاه زنگنه طی مدت اقامت ایشان در ایران چندین گزارش منطقه ای بسیار مفید را در اختیار اینجا نب قرار دادند سپاسگزارم.

- از دوست بسیار رگرامی آقای مهدی آهنیزاده که در تهیه نمودارها و نیز محاسبات نورم توسط کامپیوتر مساعده داشته بود اینجا نب هایت تشکر و سپاس را دارم.

- ازدost ارجمندآقای مهندس منصور قربانی که در طول بررسی های
صحرائی از همراهی و همکاری فراوان ایشان برخوردا رگردیدم بسیا رسپا سگزارم.

- ازدost گرامی آقا بهزادبا عثی کدز حمت تهییه اسلایدهای مربوطه را
متحمل شدندکمال تشکر را دارم .

- از آقا امیر زارع مسئول کارگاه تهییه مقاطع که در آمامده سازی مقاطع
نلزک همکاری فراوان نمودند بسیا رسپا سگزارم .

و در نهایت از کارکنان موءسسہ تایپ عما دکھ علی یغم محدودیت زمانی
اینجا نب درا مرتا یپ و صاحافی رسالہ نہایت سعی خویش را مبذول داشتندکمال
سپا سگزاری را دارم .

چکیده

این رساله به بحث و بررسی پترولوزیک و ژئوشیمیا یی گدازه‌های بازیک آذربایجان می‌پردازد که براساس شواهد چینه‌شناصی و درموارد محدود تعبیین سن رادیومتری به کوادرنری نسبت داده می‌شوند با استثنای گدازه‌های ناحیه‌ماکرو بین گدازه‌های سایر مناطق همانندی‌های بسیاری به چشم می‌خورد. گدازه‌های مزبور ماهیتی از نوع آلکالن عادی و سدیک دارند که سنگهای آن از نظر بافت پورفیریتیک و به لحاظ ترکیب با زالت‌تاولیوین با زالت می‌باشند، در برخی نمودارها گرايش به محدوده‌ها وائی ایت نشان می‌دهند اما تفاوت عمده آنها باها وائی ایت از نظر ترکیب پلاژیوکلازا نهاست که کمی بازیک ترازها وائی ایت می‌باشد. براساس الگوهای کلاسیک پترولوزی بازالت‌های آلکالن اولیوین دار از ذوب بخشی گوشه‌پریدوتیتی در اعماق ۱۰۰ تا ۱۵۰ کیلومتری و در عمق ما بین بازانیت‌ها و تولئی ایت‌ها بوجود می‌آیند. نمودارهای تغییرات عنصر صرحاً کی از آنست که بازالت‌های جوان آذربایجان تفریق خفیفی را پشت سرنهاده اند که از این نظر بازالت‌های اهر و نیربتر تیپ‌کمترین و بیشترین درجات تفریق را (بسو اساس پارامترهای ژئوشیمیا یی) نشان می‌دهند.

با زالت‌های ناحیه‌ماکروبواسطه با لابودن نسبت آلومین و پاپین بودن میزان پتسیم از سایر بازالت‌های آذربایجان مشخص می‌گردند که وجود بافت نیمه عمیق دولریتی و ایسترگرانولراین تمايز را آشکارتر می‌سازد. با زالت‌های مزبور براساس شواهد مختلف درا رتباط مستقیم با بازالت‌های انتهایی آرارات می‌باشند که از نظر نوع به بازالت‌های با آلومین با لاموسومند. منشاء این گونه بازالت‌ها با توجه به بررسی‌های پترولوزیک محققین به اعماق کمتر از ماغمایی بازالت‌های آلکالن اولیوین دارند. تفاوت‌های موجود بین گدازه‌های مناطق مختلف را می‌توان ناشی از تاشیر

فرآیند تفرقه با درجات مختلف و یا تفاوت در درصد ذوب بخشی داشت. در گذازهای مذکور هیچگونه آثاری از آلودگی پوستهای یا اختلاط مانع مشاهده نمیگردد.

در الگوهای تکتونوما گمانی موجود در گدازهای با زالتی مورد بحث بعنوان بخشی از لکانیسم آلکالن سدیک بشما رمی‌روند که ناشی از واگرایی خسarde صفحه‌های ایران و آنا تولی و نازک شدگی پوستهای می‌باشد گدازهای ماکو بعنوان قسمتی از لکانیسم فرعی کالک آلکالن محسوب گردیده که در اثر تشدید همگرایی صفحه عربستان نسبت به حاشیه اورا زیا بوجود آمد است. اما الگوی مذبور با اشکالاتی توانست که نیاز به بررسی بیشتردارد. ضمن آنکه این فرض را نیز باید داد که این فعالیت‌ها مانع می‌توانند بدن تا شیر فرآیند فرو را نشانیزد. بعبارت ساده می‌توان آنها را نتیجه‌های کواترنری بیجا ر) اما بدلیل عدم انطباق کامل آنها برگستگی‌ها (گسل‌ها) و عدم ظهور ردیف شدگی مراکز خروج و نیز عدم تشابه این گدازهای با محاسبه‌ولات شدیداً "آلکالن" و تحت اشیاع که مشخصه این محیط‌ها لست پذیرش این نظریه با اشکالات بیشتری مواجه است. در مجموع اگر بتوان برای موارد تناقض الگوی لکانیسم برخوردي توجيه قانع کننده‌ای ارائه نمود بنظر می‌رسد تفسیر لکانیسم آلکالن سدیک آذربایجان در الگوی واگرایی ناشی از تداوم همگرایی عربستان با ایران - آنا تولی محتمل ترومنطقی تر باشد.

صفحه	فهرست مطالب	عنوان
		-
		- چکیده
		فصل اول - کلیات
۱	۱-۱ هدف رساله	
۳	۱-۲ موقعیت جغرافیا یی	
۳	۱-۲-۱ موقعیت عمومی منطقه آذربایجان	
۸	۱-۲-۲ موقعیت جغرافیا یی رخنمون ها	
۹	۱-۲-۲-۱ منطقه ماکو	
۱۱	۱-۲-۲-۲ منطقه سلماس	
۱۳	۱-۲-۲-۳ منطقه مهاباد	
۱۵	۱-۲-۲-۴ منطقه اهر	
۱۷	۱-۲-۲-۵ منطقه نیر	
۱۹		۱-۳ روش تحقیق
۲۱		۱-۴ ژئومورفولوژی
		فصل دوم - زمین شناسی آذربایجان (تا پیش از کوا تنر)
۲۵	۱-۲ موقعیت آذربایجان در منطقه بندی های زمین شناختی	
۳۰	۲-۲ ماگماتیسم آذربایجان	
۳۱	۲-۲-۱ ماگماتیسم ترشیری در آذربایجان	
۳۲	۲-۲-۱-۱ پالئوسن ..	
۳۲	۲-۲-۱-۲ ائوسن	
۳۴	۲-۲-۱-۳ نئوژن	

عنوان	فهرست مطالب	صفحه
فصل سوم - زمین شناسی کواترنری		
	۳-۱ ویژگیهای عمومی سیستم کواترنری	۳۷
	۳-۲ سیستم کواترنری در ایران	۴۰
	۳-۳ ولکانیسم کواترنری ایران	۴۳
	۳-۳-۱ دما وند	۴۳
	۳-۳-۲ تفتان	۴۶
	۳-۳-۳ بزمان	۴۶
	۳-۳-۴ بلوك لوت	۴۸
	۳-۳-۵ خاور ایران	۴۸
	۳-۳-۶ منطقه بیجار	۴۹
۳-۴	تغییرات اقلیمی و تحولات پلیو- کواترنری در آذربایجان	۵۰
۳-۵	ولکانیسم کواترنری در آذربایجان	۵۲
۳-۵-۱	آتشفشاون سبلان	۵۲
۳-۵-۲	آتشفشاون سهند	۵۴
۳-۵-۳	گدازه‌های بازیک	۵۵
۳-۵-۳-۱	منطقه ماکو	۵۶
۳-۵-۳-۲	منطقه اهر	۶۴
۳-۵-۳-۳	منطقه سلماس	۶۵
۳-۵-۳-۴	منطقه نیر	۶۶
فصل چهارم - پتروگرافی		
۴-۱	خصوصیات میکروسکوپی مقاطع	۷۰
۴-۱-۱	منطقه ماکو	۷۰

عنوان

فهرست مطالب

صفحه

٧٦	٤-١-٢ منطقه ا هر
٨٠	٤-١-٣ منطقه سلاماس
٨٣	٤-١-٤ منطقه نیر
٨٨	٤-٢ نا مگذا ری سنگها براساس تجزیه شیمیایی فصل پنجم - ژئوشیمی - پترولوازی
١٠٤	٥-١ تعیین سری ما گما بی
١١٠	٥-٢ تعیین ضرایب ژئوشیمیایی
١١١	٥-٢-١ ضریب تفریق
١١١	٥-٢-٢ ضریب انتقاما د
١١٢	٥-٢-٣ ضریب رنگینی
١١٢	٥-٢-٤ ضریب ریتمن
١١٤	٥-٣ تغییرات عناصر اصلی
١٣٠	٥-٤ پترولوازی - پتروژئن
	فصل ششم - تکتونوما گماتیسم
١٥٠	٦-١ الگوهای تکتونوما گماتیسم ترشیری ایران
١٥١	٦-١-١ الگوی فرورانش
١٥٥	٦-١-٢ الگوی کانتقاره‌ای
١٥٩	٦-٢ ژئودینا میسم
	٦-٢-١ واحدهای ژئودینا میک خا ورمدیترانه (اژه - شمال باخترا ایران)
١٦٠	٦-٢-١-١ ناحیه اژه - آنا تولی باختری
١٦٤	٦-٢-١-٢ آنا تولی مرکزی

عنوان

فهرست مطالب

صفحه

١٦٥	٣-٢-١-٦ خا ورآنا تولى وشمال باخترا يران	
١٦٧	٢-٢-٦ روابط ژئودينا ميك ايران - آنا تولى	
١٧٣	٣-٦ ولکانيسم برخوردي	
١٩١	منابع وماخذ	

فصل اول

کلیات

۱- گلیات

۱-۱ هدف رساله :

علیرغم اینکه رسوبات منفصل وطبقات سنگی سختی که محصول فرآیندهای زمین شناسی منسوب به دوران چهارم میباشد در بعد جهانی در مقایسه با محصولات متعلق به دوره‌های زمین شناسی پیشین از گسترش بیشتری برخوردار نند ما زمین شناسی سیستم کواترنر و تحولات مربوطه با لنسبه کمتر مورد توجه بوده است . شاید علت عدمه این این امر کوتاه بودن طول زمانی این دوره نسبت به سایر دوره‌های زمین شناسی باشد که آلا "ا" مکان تاء شیر فرآیندهای زمین شناسی که بطورا عم در مدت زمانها طولانی رخ می‌دند را محدود ساخته است . زمین شناسی کواترنر ایران نیز از این امر مستثنی نیست و ظاهر ا توجه زمین شناسان کمتر به این دوره و ویژگیهای زمین شناختی آن معطوف گردیده است .

اما نگونه که در بخش‌های بعدی نیز ذکر خواهد شد پنهانه ایران زمین طی دوره کواترنر در محیطی خارج از آب و تحت رژیم‌های قاره‌ای از فرآیندهای زمین‌شناسی این محیط‌ها - نظیر فرسایش - تاء شیر می‌پذیرفتند است که فرآورده‌های این فرآیندها بصورت نهشته‌های قاره‌ای بر جای مانده‌اند . گذشته‌ای زیرآیندهای رسوبی در بسیاری از مناطق آثاری از عملکرد ماگما تیسم - که بنا بر شواهد چینهای منسوب به کواترنر می‌باشد - نیز مشهود است که بعضًا از گسترش چشمگیری برخوردارند ، بررسی بخشی از محصولات آتش‌نشانی این دوره موضوع رساله حاضر می‌باشد .

"غالبا" تحولات آتش‌نشانی دوره کواترنر را حیه آذربایجان بآنام دو مخروط عظیم آتش‌نشانی سبلان و سهند شناخته شده است . در حالیکه علاوه بر این دو تنوده ، جریان‌های گسترده‌ای نیز از گدازه در بخش‌های مختلف آذربایجان پدید آمده که بسر

اس سو ا هد چینه شنا سی به کوا تر نر تعلق دارند . مطالعات انجام شده پیشین حاکی از آن است که این گدازه ها ترکیب شیمیا بی یکسانی را دارا هستند . در بررسی حاضر تلاش برای این بوده است که ویژگی های پتروگرافی ، ژئوشیمیا بی و پتروژنتیک این سنگها با اتكاب رداده های بدست آمده مشخص گردد . همچنین بررسی تطبیقی بین خصوصیات گدازه های مناطق مختلف با یکدیگرونیز با فرآورده های آتش فشانی سبلان و سهند در این رساله مدنظر بوده است . بعلاوه با توجه به اینکه امروزه در اکثر مطالعات ما گما بی کوشش پترولوژیست ها برای این راست که فعلی های ما گما بی را در قالب رژیم های تکتونیکی قرا رده ند که در این راستا برای عملکرد ولکانیسم ایران (به ویژه سنوزوئیک به بعد) نیز نظریه های مختلفی ابراز شده است ، لذا در بخش پایانی سعی گردیده تا جایگاه نتایج حاصله از بررسی های اخیر را نسبت به نگره های مزبور مشخص گردد .

۱-۲ موقعیت جغرافیا بی :

با توجه به اینکه مناطق موردنظر در این مطالعه در بخش‌های مختلف آذربایجان واقع گردیده‌اند لذا شرح مختصر ویژگی‌های عمومی منطقه‌آذربایجان مناسب به نظر می‌رسد که ذیلاً "به آن پرداخته شده است، پس از آن نیز موقعیت جغرافیا بی هریک‌کاز محدوده‌های موردنظر به تفکیک ارائه می‌گردد.

۱-۲-۱ موقعیت عمومی منطقه‌آذربایجان:

آذربایجان منطقه‌ای کوهستانی است که بخش‌شمال با ختری کشور را تشکیل می‌دهد. مساحت کل ناحیه‌با احتساب دریاچه رومیه در حدود ۱۰۷۵۰ هزار کیلومتر مربع می‌باشد. مرز سیاسی و طبیعی آذربایجان در شمال رودخانه‌راس است و از سوی شرق نیز کوه‌های طالش در حکم حصار طبیعی آن می‌باشد. قله سبلان با ارتفاع ۴۸۱۱ متر و محل تلاقی رودخانه‌های آق‌چای و ارس و نیزدشت زنگنه (غرب پلدشت) با ارتفاع ۹۱۰ متر به ترتیب بلندترین و پست ترین نقاط آذربایجان محسوب می‌گردد. رشته کوه‌های فلات ایران عموماً در متدادکوه‌های قفقاز، ارمنستان و ترکیه می‌باشد که در آذربایجان به سه شاخه‌شمالی، مرکزی و جنوبی تقسیم می‌شوند. مهمترین ارتفاعات ناحیه‌آذربایجان به شرح زیرند:

۱- کوه‌های قره‌داغ (ارسباران): به طول ۲۲۰ کیلومتر در شمال آذربایجان که به ارتفاعات طالش می‌پیوندد بلندترین قله آن نشانکوه ۳۶۶۰ متر ارتفاع دارد.

۲- کوه‌های بزقوش: به طول ۱۲۰ کیلومتر و عرض حدود ۴۵ کیلومتر در شمال میانه که حد اکثر ارتفاع آن ۳۳۰۰ متر است.

۳- کوه‌های میشوداغ و موروداغ: به موازات کوه‌های قره‌داغ در جنوب و جنوب با ختری مرندکه ارتفاع حد اکثر آن در کوه علمده ربه میزان ۳۱۵۵ متر می‌باشد. ۴- قافلانکوه: در جنوب خاوری میانه‌با حد اکثر ارتفاع ۱۸۸۸ متر قرا رگرفته است. رود قزل اوزن این ارتفاعات را به دو پل جدایا زهم تقسیم کرده که یکی خاوری