

بِسْمِ اللّٰهِ الرَّحْمٰنِ الرَّحِيْمِ



دانشگاه ارومیه

دانشکده علوم

گروه زمین‌شناسی

پایان‌نامه

برای دریافت درجه کارشناسی ارشد در رشته زمین‌شناسی  
گرایش پترولوزی

عنوان:

تمام محيط تكتونوماگمايي نفوذيهای گابرويی غرب بوکت (جنوب  
آذرشهر)

استاد راهنما:

دکتر عبدالناصر فضل‌نیا

تنظیم و نگارش:

سمیه اخگر لیلان

شماره ۲۷۸۸-۲

بهمن ماه ۱۳۹۳

"حق چاپ برای دانشگاه ارومیه محفوظ می‌باشد"

تَعْدِيمٌ بِهِ

روان پاک پدر بزرگوارم

مادر فدا کارم

همسر بگذشت و همراه نم

و هاتمی کسانی که دوستیان دارم.

## مشکر و قدردانی

سپاس بی پیمان پور دکار یکانه را که آفریننده است. خداوند را سکرکزارم که توفیت انجام این پیمان نامه را عنایت فرموده و در طول این مدت هوا ره مرا از اطاف بی پیمان خود بهره مند کردند.

دابت اثایست از زحمات بی ثابه استاد بزرگوار و کرامتمند جناب آقا که کتر عبد الناصر فضل نیا که راهنمای این پیمان نامه را بر حمده داشته و در تمام مراحل صبورانه را هدایت کردند کمال مشکر و سپاس را داشته و برای ایشان آرزوی سلامتی و عمر بازurt از خداوند منان خواستارم.

ازدواران ارجمند این پیمان نامه سرکار خانم دکتر نیرمحمد (استاد علوم خارجی) و سرکار خانم دکتر اکرم علیزاده (استاد علوم اخلاقی) که زحمت بازخوانی این پیمان نامه را نیز فتح آند سپاسگزارم.

از برادر عزیزم آقا سید احمد که بازدیدهای صحرایی با انجانب همراه بودند مشکر می نمایم.

از دوستان بسیار عزیزم خانم مروضه‌ای و مریم کو ہنوز دبیر خاطر کلمه‌ای که در این مدت به انجانب کرده اند نهایت مشکر و سپاس را دارم.

در پیمان از همسرم که در طول مدت تحصیل با صبر و بدبادی پیشیان و مشوق من بودند بسیار سپاسگزارم.

نام خانوادگی: اخگرلیلان	نام: سمیه
عنوان پایان نامه: تکامل محیط تکتونوماگمایی نفوذیهای گابرویی غرب بوکت (جنوب آذرشهر)	استاد راهنما: دکتر عبدالناصر فضل نیا
رشته تحصیلی: کارشناسی ارشد	رشته تحصیلی: زمین شناسی
دانشکده: علوم	گرایش: زمین شناسی - پترولوزی
تاریخ فارغ التحصیلی: ۱۳۹۳/۱۱/۰۷	موسسه: دانشگاه ارومیه
	تعداد صفحه: ۷۰
کلید واژه‌ها: گابرو، گابرونوریت، محیط تکتونیکی، زون ارومیه - دختر	چکیده
<p>توده نفوذی گابرویی غرب بوکت به سن اثوسن بر روی رسوبات دشت سیلابی قدیمی و در انتهای زون ماجمای ارومیه - دختر و در جنوب آذرشهر رخنمون دارند. این سنگ‌ها اکثراً به صورت لایه‌ای گسترش یافته‌اند. مطالعات پتروگرافی و ژئوشیمی نشان داد که، سنگ‌های منطقه شامل گابروها، گابرونوریت‌ها، میکروگابروها، لوکوگابرونوریت‌ها و تروکوتولیت‌ها با ماهیت توله ایتی می‌باشند. عمدت کانی تشکیل دهنده گابروها، پلازیوکلاز و کلینوپیروکسن (اوژیت، دیوپسید) و کانی فرعی بیوتیت می‌باشد. کانی اصلی گابرونوریت‌ها شامل کلینوپیروکسن، ارتوپیروکسن و پلازیوکلاز می‌باشد. بافت معمول در این گابروها اینترگرانولار و بافت پوئی کلیتیک و گرانولار می‌باشد. گابرونوریت‌ها هم بافت گرانولار، کومولانی و اینترکومولا را نشان دادند. تغییرات نورم نمونه‌ها، همراه با تغییرات در عناصر فرعی و کمیاب و نسبت‌های آنها بیانگر آلایش با پوسته قاره‌ای است. نمودارهای عنکبوتی بهنجار شده به گوشه اولیه نشان می‌دهد که ماجمای مادر این سنگ‌ها از یک گوشه‌غنى از عناصر Ba، Sr، LREE و Ti و Hf، Nb و HFSE و Rb نشأت گرفته است. بالا بودن نسبت‌های <math>\text{La}_n/\text{Sm}_n</math>، <math>\text{Sm}_n/\text{Yb}_n</math> و <math>\text{La}_n/\text{Yb}_n</math>، رخداد آپاتیت، دیوپسید و اوژیت و طبیعت توله‌ایتی همه نمونه‌ها و همچنین محاسبات درصد ذوب بخشی بر اساس ضرایب توزیع، بیانگر یک فرایند ذوب حدود ۵ تا ۲۰ درصدی از یک گوشه با ترکیب اسپینل لرزولیت است. بر اساس ضرایب توزیع در کانی‌های مختلف، عناصر لیتوفیل متاخر ک با ساعع یونی بزرگ (LILE) عمده‌تاً توسط پلازیوکلاز و بیوتیت، عنصر خاکی نادر (REE) بوسیله پلازیوکلاز، عناصر نامتحر ک با پتانسیل یونی بالا (HFSE) بوسیله بیوتیت و ایلمنیت و عناصر سری اول فلزات واسطه در جدول تناوبی، بسته به سنگ و عنصر مورد مطالعه بوسیله بیوتیت، ارتوپیروکسن، الیوین و کلینوپیروکسن در طول تبلور کنترل می‌شده‌اند. طبق نمودار Th/Yb در مقابل Ta/Yb (شکل ۲-۵)، نمونه‌های توله‌ایتی منطقه مورد مطالعه یک روند سازگار با گوشه متساوماتیسم شده نشان می‌دهند (شکل ۲-۵). این امر نشانگر توزیع مؤلفه‌های فروزانشی در منشأ گوشه‌ای گابروهای منطقه مورد مطالعه می‌باشد. نمونه‌های توله‌ایتی با افزایش <math>\text{Na}_2\text{O}</math> و <math>\text{K}_2\text{O}</math>، یک انتقال پیشرونده در آرایه متساوماتیسم گوشه‌ای (MM) نشان می‌دهند (شکل ۲-۵). این موضوع بیان می‌کند که احتمال دارد این سنگ‌ها از یک منشأ (اسپینل لرزولیت) غنی شده مرتبه با ویژگی‌های فروزانشی مشتق شده است. همزمان با فروزانش نئوتیس به زیر ایران مرکزی، شکست در بقایای پوسته اقیانوسی در زیر زون تصادمی عربی - اوراسیا تحت شرایط درون صفحه‌ای اتفاق افتاد. فشار مایل از صفحه عربی و گسترش عملکرد گسل‌های امتداد لغز راستگرد که با شکست بقایای پوسته اقیانوسی توسعه یافته‌اند، باعث کاهش فشار گردید و در نتیجه ذوب کاهش فشاری در گوشه رخ داد.</p>	

## فهرست مطالب

صفحه

۱	فصل اول : کلیات
۱	۱-۱- مقدمه ..... ۱
۳	۱-۲- هدف از مطالعه ..... ۳
۳	۱-۳- پژوهش‌های قبلی ..... ۳
۴	۱-۴- سازماندهی پایان نامه ..... ۴
۵	۱-۵- موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه ..... ۵
۵	۱-۶- ژئومورفولوژی منطقه مورد مطالعه ..... ۵
۵	۱-۷- آب و هوا و پوشش گیاهی ..... ۵
۷	۱-۸- ضرورت تحقیق ..... ۷
۸	۱-۹- روش تحقیق و نمونه برداری ..... ۸
۸	۱-۱۰- معرفی داده ها ..... ۸

### فصل دوم : زمین شناسی ناحیه‌ای و منطقه‌ای غرب بوکت (جنوب آذربایجان)

۱۰	۲-۱- مقدمه ..... ۲
۱۰	۲-۲- موقعیت زون ارمیه-دختر در ایران ..... ۲
۱۱	۲-۳- موقعیت ایران در کمرنگ آلب-هیمالیا ایران ..... ۲
۱۳	۲-۴- تشکیلات زمین شناسی غرب بوکت(جنوب آذربایجان) ..... ۲
۱۴	۲-۵- پالئوزوئیک ..... ۲
۱۴	۲-۶- مزوузوئیک ..... ۲
۱۵	۲-۷- سنوزوئیک ..... ۲
۱۸	۲-۸- ماگماتیسم در منطقه مورد مطالعه ..... ۲
۲۰	۲-۹- مطالعات صحرایی ..... ۲
۲۱	۲-۱۰- دگرسانی در منطقه ..... ۲
۲۵	۲-۱۱- زمین شناسی ساختمانی منطقه مورد مطالعه ..... ۲

۲۷	فصل سوم: پتروگرافی.
۲۷	۳-۱- مقدمه ..... ۳
۲۹	۳-۲- میکروگابروهای خانقاہ ..... ۳
۲۹	۳-۳- خواص ماکروسکوپی ..... ۳

۲۹	..... خواص میکروسکوپی ..... ۳
۳۲	..... ۳-۳- گابرونوریت های کوخارلو و زینتلو ..... ۳
۳۲	..... ۳-۱- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۳۳	..... ۳-۲- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۳۵	..... ۳-۴- تروکتولیت های زینتلو ..... ۳
۳۵	..... ۴-۱- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۳۵	..... ۴-۲- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۳۶	..... ۴-۵- گابرونوریتهای چوبانکره ..... ۳
۳۶	..... ۴-۱- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۳۷	..... ۴-۲- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۳۸	..... ۴-۶- گابروهای چوبانکره ..... ۳
۳۸	..... ۴-۱- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۳۹	..... ۴-۲- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۴۰	..... ۴-۷- میکرو گابروهای چوبانکره ..... ۳
۴۰	..... ۴-۱-۷- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۴۰	..... ۴-۲-۷- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۴۱	..... ۴-۸- لوكاگابرونوریت های چوبانکره در مسیری دیگر ..... ۳
۴۱	..... ۴-۱- خواص ماکروسکوپی ..... ۳
۴۱	..... ۴-۲- خواص میکروسکوپی ..... ۳
۴۳	<b>فصل چهارم: ژئوشیمی</b>
۴۳	..... ۴-۱- مقدمه ..... ۴
۴۶	..... ۴-۲- تقسیم بندی ژئوشیمیابی سنگ های مورد مطالعه ..... ۴
۴۷	..... ۴-۲-۱- نامگذاری با استفاده از مجموع آلکالن در مقابل سیلیس ..... ۴
۴۸	..... ۴-۲-۲- رده بندی بر اساس عناصر اصلی (دولاروش و همکاران، ۱۹۸۰) ..... ۴
۴۹	..... ۴-۳- تعیین سری ماگمایی سنگ های مورد مطالعه ..... ۴
۵۰	..... ۴-۳-۱- نمودار AFM ..... ۴

۵۰	..... ۴-۳-۲-نمودار عناصر آلکالن-سیلیس
۵۱	..... ۴-۳-۳-نمودار Zr (ppm) در مقابل $P_2O_5$ (wt%)
.....	.....
۵۲	..... ۴-۴-تفسیر نمودارهای عنکبوتی
۵۲	..... ۴-۴-۱-نمودارهای عنکبوتی عناصر خاکی نادر
۵۴	..... ۴-۴-۲-نمودارهای عنکبوتی جند عنصری
۵۵	..... ۴-۵-بررسی نمودارها و روند آلایشی در نمونه های مورد مطالعه
۵۶	..... ۴-۶-کانی شناسی و تعیین درجه ذوب بخشی
۵۸	<b>فصل پنجم: محیط تکتونوماگمایی</b>
۵۸	..... ۵-۱-مقدمه
۵۹	..... ۵-۲-تعیین محیط تکتونیکی
۶۳	<b>فصل ششم: نتایج و پیشنهادات</b>
۶۳	..... ۶-۱-نتیجه گیری
۶۴	..... ۶-۲-پیشنهادات
۶۵	..... منابع
۷۲	چکیده انگلیسی

## فهرست اشکال

صفحه

### فصل اول : کلیات

۷	..... ۱- واحدهای ساختاری-رسوی ایران
۸	..... ۱-۲. نقشه راههای دستری به منطقه

### فصل دوم : زمین شناسی ناحیه‌ای و منطقه‌ای غرب بوکت

۱۱	..... ۲-۱. پهنه‌های رسوی-ساختاری عمده ایران (آقاباتی، ۱۳۸۳).
۱۳	..... ۲-۲. نقشه زمین شناسی منطقه مورد مطالعه(با تغییرات از ذیحی و همکاران ۱۳۸۱)
۲۲	..... ۲-۳. گابروهای لایه ای غرب بوکت
۲۲	..... ۲-۴. ارتباط سنگ‌های آهکی با میکرو گابروهای منطقه خانقاہ
۲۳	..... ۲-۵ دگرانی سنگ‌های گابرویی خانقاہ
۲۳	..... ۲-۶. گابرونوریت‌های منطقه زینتلو
.....	.....

۲۴	..... ۷. گابر و های منطقه چوبانکره
.....	.....
۲۴	..... ۸. لو کو گابر و نوریتهای منطقه چوبانکره
۲۵	..... ۹. دگرسان شدن سنگهای گابر و بی منطقه خانقاہ و کو خالو
۲۶	..... ۱۰. دورنمایی از عملکرد گسل های موجود در منطقه مورد مطالعه
.....	.....
۲۹	<b>فصل سوم: پترو گرافی</b>
۲۹	..... ۱- نمودار مثلثی طبقه بندي مodal سنگهای گابر و بی (اشرکایزن ۱۹۷۴)
.....	.....
.....	.....
۳۲	..... ۲-۳. تصاویر میکروسکوپی از میکرو گابر و ها در نور (xp1)
.....	.....
.....	.....
۳۴	..... ۳-۳. تصاویر میکروسکوپی از گابر و نوریت های کو خالو و زینتلو
۳۶	..... ۴-۳. تصاویر میکروسکوپی از تروکتولیت های زینتلو
۳۸	..... ۵-۳. تصاویر میکروسکوپی گابر و نوریت های چوبانکره
.....	.....
۴۰	..... ۶-۳. تصاویر میکروسکوپی از گابر و های چوبانکره
۴۱	..... ۷-۳. تصاویر میکروسکوپی میکرو گابر و های چوبانکره
.....	.....
۴۲	..... ۸-۳. تصاویر میکروسکوپی لو کو گابر و نوریت ای چوبانکره
.....	.....
.....	.....
.....	<b>فصل چهارم: ژئوشیمی</b>
۴۷	..... ۱. تقسیم بندي نمونه های مورد مطالعه در نمودار میدل موست (Middlemost, 1985)
۴۸	..... ۲. تقسیم بندي نمونه های مورد مطالعه در نمودار TAS (Cox et al., 1979)
۴۹	..... ۳. نامگذاری سنگ های نفوذی با استفاده از نمودار رسم پارامتر های $R_1$ و $R_2$ (De La Roche et al., 1980)
.....	.....
۵۰	..... ۴. نمودار AFM به منظور تفکیک سری های توله ایتی و کالک آلکالن (Irvin and Baragar, 1971)
.....	.....
۵۱	..... ۵. نمودار $SiO_2$ در مقابل $Na_2O + K_2O$ از ایروین و باراگار (Irvin and Baragar, 1971)
.....	.....

۵۲	.....(Winchester and Floyd, 1975) ۴-۶. نمودار تعیین سری ماگمایی از وینچستر و فلloyd
.....	.....
۵۳	.....۴-۷. نمودارهای عنکبوتی عناصر خاکی نادر برای نمونه‌های مورد مطالعه
۵۵	.....۴-۸. نمودارهای چند عنصری برای گابروها
۵۶	.....۴-۹. نمودار عناصر ناسازگار نامترک و نسبت‌های آنها
۵۷	.....۴-۱۰. نمودار La/Sm در مقابل Sm/Yb برای پیش‌بینی ذوب بخشی متعادل و نامتعادل برای سنگ منشأهای گارنت پریدوتیت و اسپیتل پریدوتیت

#### **فصل پنجم : محیط تکتونوماگمایی**

۶۱	.....۵-۱. مقایسه نمودارهای چند عنصری نرمالیز شده به گوشته با تولهایت‌های با K پایین از جزایر قوس نابالغ South Sandwich و بازالت‌های کالک آلکالن با K متوسط از جزایر قوس بالغ Honshu
۶۲	.....۵-۲. نمودار Th/Yb در مقابل Ta/Yb برای کمپلکس مورد مطالعه (after Pearce, 1983)
.....	.....

#### **فهرست جداول**

۴۴	.....۴-۱. نتایج تجزیه شیمیایی عناصر اصلی و مقدار نورم آنها برای نمونه‌های مورد مطالعه
۴۵	.....۴-۲. نتایج تجزیه شیمیایی عناصر فرعی و کمیاب

---

# فصل اول

## کلیات

### ۱-۱-مقدمه

ایران از نظر ژئوتکتونیک، در بخش میانی نوار کوهزایی آلپ-هیمالیا واقع است، که ما بین صفحه عربی در جنوب غرب و صفحه توران در شمال شرق قرار گرفته است. بررسی و مطالعه زمین شناسی ایران و مناطق هم‌جوار توسط محققین مختلفی انجام شده است (Stampfli, 1978; Stöcklin, 1968, 1974, 1977; Smith, 1977). در زمان پر کامبرین و پالئوزوئیک ایران و عربستان، جزء گندوانا بوده‌اند (Berberian and King, 1981). در پرم کربونیfer و اوایل تریاس، در اثر بسته شدن اقیانوس پالئوتیس در شمال، ایران از پلیت عربی جدا شده و به پلیت توران متصل می‌گردد (Stampfli, 1978; Stöcklin, 1974). همزمان با بسته شدن پالئوتیس در شمال، نئوتیس در جنوب شکل می‌گیرد و در کرتاسه فوقانی، نئوتیس، بسته می‌شود. امروزه پوسته ایران به صورت یک صفحه محکم بین صفحات آفریقا- عربستان و اوراسیا قرار گرفته است (Stöcklin, 1968). محققین متعددی از جمله نبوی (۱۳۵۵)، اشتوكلین (Stöcklin, 1968)؛ افخار نژاد (۱۳۶۰)؛ علوی (Alavi, 1994)، پوسته ایران را به چندین واحد ساختمانی تقسیم کردند (شکل ۱-۱). این تقسیم بندی (به نقل از معین وزیری، ۱۳۷۵) به صورت زیر می‌باشد:

- صفحه عربی: پی‌سنگ صفحه عربی در جنوب غرب ایران، از سنگ‌های دگرگونی و پلوتونیک پر کامبرین تشکیل شده و حوضه زاگرس بر روی آن قرار دارد (Berberian, 1983).
- زاگرس خارجی: یا کمربند چین خورده زاگرس، اغلب از سنگ‌های رسوبی پرمین تا ژوراسیک تشکیل شده است. این سنگ‌ها نشان‌دهنده رسوبات یک گودال در حال فرونشینی هستند (Berthier et al., 1974).

- زاگرس داخلی: بخشی از رسوبات شمال شرق زاگرس است که به علت برخورد با زون سنتنچ- سیرجان، به طرف جنوب غرب عقب رانده شده و چین خورده است.
  - زون سنتنچ- سیرجان: این زون به صورت نوار باریکی مابین شهرهای سیرجان و اسفندق در جنوب شرق، و ارومیه و سنتنچ در شمال غرب قرار گرفته است (Mohajjal and Ferguson, 2000)، و به طور کلی بر روی زاگرس مرتفع رانده شده است (Braud, 1971).
  - زون مَگمایی ارومیه- دختر: این زون از توده های نفوذی و خروجی مشخصی، با پهنه ای بیش از ۱۵۰ کیلومتر، که در طول زاگرس داخلی قرار دارد، تشکیل شده است (Alavi, 1994).
  - ایران مرکزی: یک پی قاره ای بوده، اما نسبت به سپرهای قدیمی دارای شکل پذیری قوی است (معین وزیری، ۱۳۷۵).
  - البرز: یک پی چین خورده و فرسایش یافته قدیمی است که بر روی آن سنگ های پالئوزوئیک تحتانی و فوکانی، مزوژوئیک و ائوسن قرار گرفته اند. این زون در اثر فاز کوهزایی مزوژوئیک و ترشیری چین خورده است.
  - کپه داغ: این زون از رسوبات هم شبیب پالئوزوئیک، مزوژوئیک و ترشیری که در پلیو- پلیستوسن چین خورده- اند، تشکیل شده است. تمام این رسوبات بر روی یک پی دگرگون شده هرسی نین قرا گرفته اند (Stöcklin, 1977، Berberian, 1983).
  - بلوک لوت: این بلوک در بین سلسله جبال شرق ایران و زون ایران مرکزی قرار دارد. این بلوک، توسط گسل ناییند در پر کامبرین، به دو بلوک لوت و طبس تقسیم شده است (Stöcklin, 1968).
  - سلسله جبال شرقی ایران و مکران: از بلوک لوت به طرف مشرق و جنوب، ضخامت رسوبات مزوژوئیک فوکانی و ترشیر افزایش پیدا می کند و رخساره پتروگرافی آن به فیلیش (متعلق به کرتاسه فوکانی و ائوسن) و افیولیت (متعلق به کرتاسه فوکانی) تبدیل می شود.
- سنگ های مورد مطالعه شامل سنگ های گابرویی اند که در جنوب شرق آذرشهر و شمال شرق عجب شیر و در انتهای زون ارومیه- دختر قرار گرفته اند. سن این نمونه های سنگی مربوط به بعد از کرتاسه می باشد.
- گابروها سنگ های آذرین متوسط تا دانه درشت با ترکیب بازالتی هستند، خصوصیات سنگ شناسی گابروها شیوه دیوریت ها است، با این تفاوت که در گابروها پلازیو کلاز بیش از ۵۰٪ آنورتیت دارند. به عبارت دیگر گابروها نسبت به دیوریت ها از سلیس فقیرتر و از Ca، Mg و Fe غنی می باشند. این نمونه های سنگی بیشتر مزوکرات اند اما گاهآ انواع لوکوکرات هم دیده می شوند. بافت شاخص این سنگ ها ایتر گرانولار و بافت کومولایی است از سایر بافت ها می توان به بافت گرانولار، افیتیک و اسفنجی اشاره کرد. گابروها ترکیشان از آلکالن تا تولئیتی متغیر است و در انواعی از آنها گاه غنی از  $Al_2O_3$  و یا غنی از Mgo هم مشاهده می شود.

یکی از معمول ترین سنگ‌های رخمنون یافته در منطقه مورد مطالعه گابرونوئیت‌ها هستند. گابرونوئیت‌ها گروهی از سنگ‌های گابروئی هستند که تجمع کانیایی اصلی آنها شامل پلاژیوکلаз، ارتوپیروکسن و کلینوپیروکسن می‌باشد. این سنگ‌ها ریز دانه تا درشت دانه‌اند و بافت اینترگرانولار و کومولاپی را نشان می‌دهند.

## ۱-۲- هدف از مطالعه

اهداف مورد نظر از این مطالعه، با توجه به مطالعات صحرایی، پتروگرافی و ژئوشیمی عبارت است از:

- تهیه نقشه زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه؛
- مطالعه مقاطع نازک انواع سنگ‌های رخمنون یافته و بررسی ارتباط تبلوری آنها؛
- تعیین چگونگی توزیع عناصر سازگار و ناسازگار و ارتباط ژنتیکی سنگ‌های مختلف گابروئی با دیگر تشکیلات موجود در منطقه؛
- بررسی محیط تکتونیکی منطقه؛
- ارائه مدل تکتونیکی یا تأکیدی بر مدل‌های تکتونیکی موجود برای نحوه تشکیل سنگ‌های فوق.

## ۱-۳- پژوهش‌های قبلی

گابروهای مورد مطالعه در جنوب آذرشهر و غرب بوکت و در ۴۵ کیلومتری جنوب غرب تبریز و در محور تبریز- بناب واقع شده‌اند و در نقشه ۱:۱۰۰۰۰ آذرشهر قرار دارد. این سنگ‌ها با توجه به تقسیمات واحدهای ساختمانی ایران، اشتوكلین (Stocklin)، بخشی از زون ماگمای ارومیه- دختر می‌باشد.

زون ماگمایی ارومیه- دختر (Stocklin, 1944; Schroeder, 1968; Viabn et al., 1972) با پهنه‌ای تقریبی ۱۵۰ کیلومتر، به موازات زون دگرگون شده سندج- سیرجان قرار دارد. این زون عموماً از سنگ‌های آتشفسانی و پیروکلاستیک‌های وابسته به آن تشکیل یافته است. این آتشفسانها اکثراً به ترشیری تعلق دارند. در داخل این زون آتشفسانی، توده‌های نفوذی متعددی بیرون زده‌اند. سن و ترکیب این توده‌ها متفاوت است و عموماً به ترشیری تعلق دارند (درویش زاده، ۱۳۸۲). نتایج حاصل از داده‌های ژئوشیمیایی بر روی سنگ‌های این کمربند ماهیت سری‌های ماگمایی کالک آلکالن و آلكالن با مشخصات سنگ‌های حاشیه فعال قاره ایران را نشان می‌دهد (Ahmad and Pusht-Kuhi, 1993; Berberian, 1982; Jung et al., 1976; Forster et al., 1972; Moradian, 1997; Shahabpour, 2007). کمربند آتشفسانی مذکور در نتیجه فرورانش افینوس نئوتیتیس به زیر ایران مرکزی ایجاد شده است و به عنوان یک قوس آتشفسانی فعال حاشیه قاره‌ای به حساب می‌آید (Berberian (Shahabpour, 2007; Sengor, 1990; and King, 1981).

قدیمیترین سنگ‌های کمریند ماقمایی ارومیه- دختر، سنگ‌های نفوذی کالک‌آلکالن هستند که سازندها و تشکیلات ژوراسیک بالایی را قطع کرده‌اند و بر روی سنگ آهک‌های فسیل‌دار کرتاسه پایینی به طور ناپیوستگی قرار گرفته‌اند. جوانترین سنگ‌ها نیز شامل جریانات گدازه‌ای و پیروکلاستیکی است که متعلق به فعالیت‌های Berberian and Berberian, Molinaro et al., 2005; Aftabi and Atapour, 1997, 2000; Berberian and King, 1981; 1981 (Dilek et al., 2010; Shahabpour, 2005; al., 2005).

همانطور که در مطالب بالایی اشاره کردیم، زون ماگمایی ارومیه- دختر توسط افراد مختلفی از جمله Stocklin (1968) و Viabn et al. (1972) مورد مطالعه قرار گرفته است اما در مورد گابروهای غرب بوکت (جنوب آذرشهر) تاکنون مطالعه‌ای صورت نگرفته و مطالعات به صورت کلی بوده است. به طوری که زون شبه جزیره اسلامی که جزئی از این زون ماگمایی محسوب می‌شود از دیدگاه زمین‌شناسی و رخداره سنگ‌شناسی وضعیتی به طور کامل ناهمسان با دیگر بخش‌های گستره نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰ آذرشهر دارد. چنین می‌نماید که این شبه جزیره برخلاف بررسی‌های قبلی (خلیلی مرند و همکاران، ۱۳۷۰) که آن را یک گنبد آتشفانی به حساب آورده‌اند چنین نباشد بلکه در اثر نفوذ توده‌های گابرویی و سینیتی به شکل گنبد در آمده است.

- مطالعه دیگر به صورت تهیه نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰ توسط ذیبی و همکاران (۱۳۸۱) می‌باشد.

#### ۱-۴- سازماندهی پایان نامه

این پایان نامه در شش فصل تنظیم شده است:

- فصل اول مشتمل بر کلیاتی از منطقه مورد مطالعه

- فصل دوم بررسی زمین‌شناسی عمومی و جایگاه تکتونیکی جنوب آذرشهر

- فصل سوم پتروگرافی

- فصل چهارم ژئوشیمی و مدل‌بندی ژئوشیمی گابروها

- فصل پنجم مطالعات تکتونیکی و پتروژنزی

- فصل ششم نتیجه گیری و پیشنهادات.

و در انتها منابع و مراجع آورده شده است.

## ۱-۵- موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه با مختصات جغرافیایی ۴۵ درجه و ۳۰ دقیقه تا ۴۶ درجه طول‌های خاوری و ۳۷ درجه و ۳۰ دقیقه تا ۳۸ درجه عرض‌های شمالی، در شمال باخترا ایران و تماماً در نقشه ۱:۱۰۰۰۰ آذربایجان واقع شده است. شهرهای آذربایجان، گوکان، ممقان و ایلخچی از بزرگترین مراکز جمعیت آن است این ورقة به نام بزرگترین آبادی موجود آذربایجان نامگذاری شده است. این شهرستان از سمت شمال و شرق با شهرستان اسکو، از سمت غرب با دریاچه ارومیه و از جنوب با شهرستان عجب شیر هم مرز است. شهرستان آذربایجان با وسعت ۸۴۰ کیلومتر مربع و در ۴۵ کیلومتری جنوب غرب تبریز و در محور تبریز- بناب واقع شده است. این شهرستان در ارتفاع ۱۳۴۰ متری از سطح دریا قرار گرفته است.

## ۱-۶- ژئومورفولوژی منطقه مورد مطالعه

ورقه آذربایجان از دیدگاه ریخت‌شناسی به دو قسمت قابل تقسیم است: یکی زمین‌های هموار و دشتگون که به طور عمده بخش‌های شمالی، شمال باخترا و شمال خاور ورقه را در بر می‌گیرد و دومی سرزمین‌های با توپوگرافی به نسبت خشن که شامل شبه جزیره اسلامی و نیمه خاوری ورقه است. نیمه باخترا و جنوب باخترا این نقشه را بخشی از دریاچه ارومیه احاطه کرده است.

بلندترین نقطه موجود در این منطقه گنبد آتشفسانی شمال روستای دین آباد با بلندای ۲۳۹۱ متر و پست ترین نقطه سطح دریاچه ارومیه با ۱۲۷۰- ۱۲۷۵ متر است. میانگین بارندگی سالانه از ۴۰۰-۳۰۰ میلی متر در سال در تغییر است و گهگاه به ۶۰۰ میلی متر در سال نیز می‌رسد. جاده آسفالتی تبریز- مراغه و به تقریب آن، راه آهن تبریز- تهران از گوشش شمال خاور وارد ورقه می‌شود و از گوشش جنوب آن خارج می‌شود و سایر راه‌های فرعی از جاده اصلی تبریز- مراغه انشعاب می‌یابد.

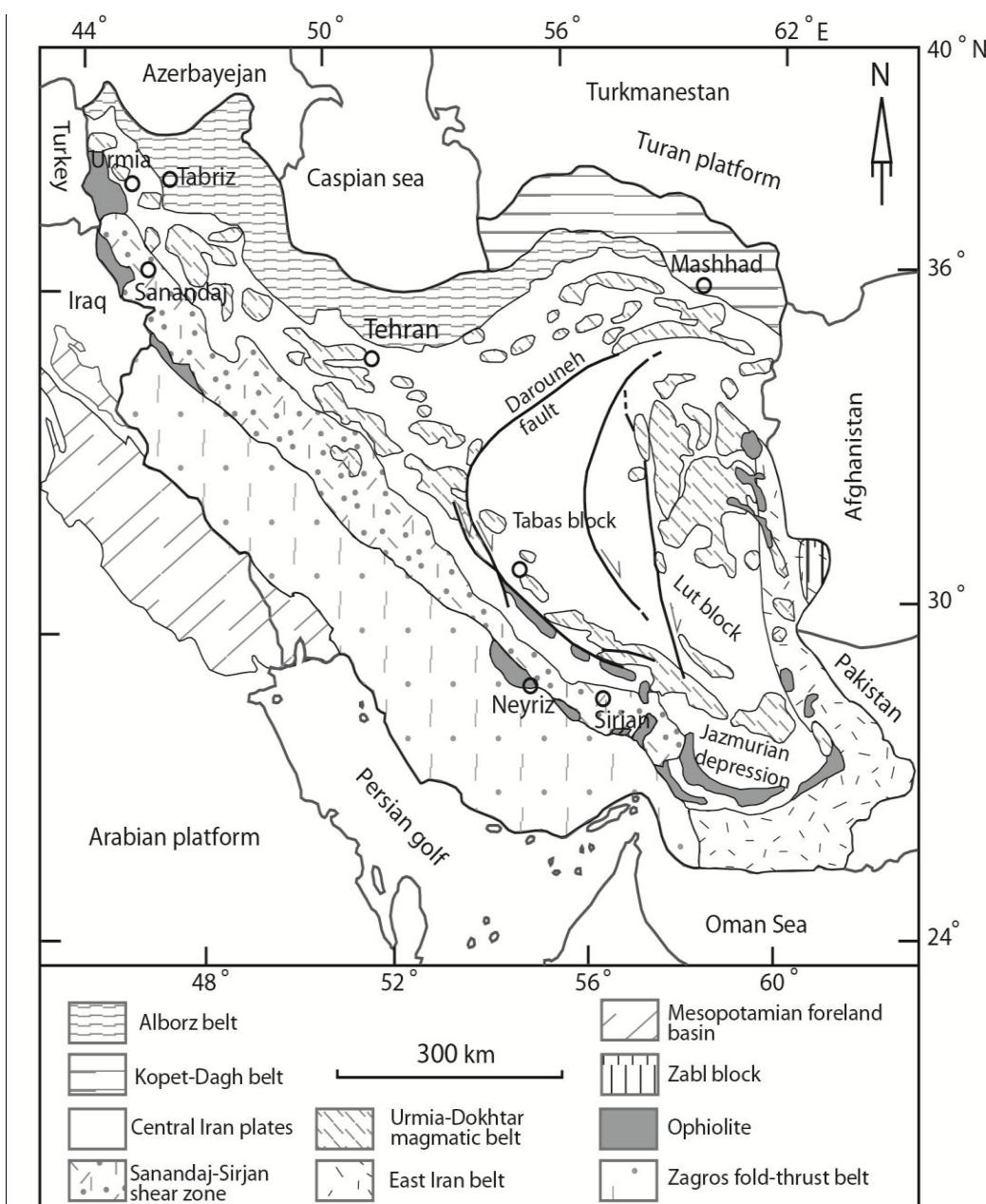
## ۱-۷- آب و هوا و پوشش گیاهی در منطقه مورد مطالعه

از دیدگاه آب و هوایی، منطقه آذربایجان گرم و معتدل و زمستانی سرد و خشک دارد. نیمه خاوری این ورقه (بخش‌های مرتفع) پوشش گیاهی کم پشتی دارد ولی در بخش‌های هموار و دشتگون به جزء بخش‌های شوره- زار پوشش

گیاهی و باغستان‌های فراوان یافت می‌شود. آب آشامیدنی و آبیاری منطقه به طور عمده از آب‌های زیرزمینی (چاه‌ها و قنوات) تامین می‌شود. به علت خشک سالی‌های متوالی آب بسیاری از چاه‌ها خشک و یا شور شده است. مهمترین رودخانه‌های موجود در این ورقه، رودخانه آجی‌چای، نوشین چای، بیوک چای و قلعه چای است که

شرایطی مناسب برای فعالیت‌های کشاورزی در اطراف خود به وجود آورده‌اند (به جزء آجی چای که آب آن شور است). این رودخانه‌ها از سهند سرچشم می‌گیرند و به سوی باخته زهکشی و سرانجام به دریاچه ارومیه می‌ریزند.

باید اذعان کرد که شهرستان آذرشهر از نظر چگونگی آب و هوا یک تفاوت کلی با سایر بخش‌های مناطق کوهستانی آذربایجان دارد و از یک تمایز بخصوصی برخوردار است. موقعیت قرار گرفتن آن از نظر جغرافیایی، دوری و نزدیکی به دریاچه ارومیه، واقع شدن در دامنه کوهستانها، ارتفاع و موقعیت موجود در تعیین آب و هوای آن مؤثر می‌باشدند. کوه‌های مرتفع جنوب و شرق آن بسیار برف‌گیر و سرد و کوهستانی است، ابرهای باران زا که از فراز ترکیه و از منطقه دریای مدیترانه و از غرب شهرستان می‌گذرند بیشتر منطقه مزبور را تحت تاثیر قرار می‌دهند که در زمستان اکثراً در جلگه‌ها باران و در مناطق کوهستانی برف می‌بارد. زمستان در آذرشهر همانند بعضی از شهرهای استان زودرس و سرد و طولانی نیست. زمستان‌ها معمولاً از اوخر آذر ماه شروع و در نیمه دوم اسفند به پایان می‌یابد. تابستان‌ها به لحاظ وجود باغات و کشاورزی حاصل از مستعد بودن منطقه ملايم و مطبوع و گرمای زیادی ندارد. میزان بارندگی سالیانه ۴۰۰-۳۰۰ میلی متر در سال است.



شکل ۱-۱. واحدهای ساختاری- رسوی ایران (باتغییرات از آقانباتی، ۱۳۸۳).

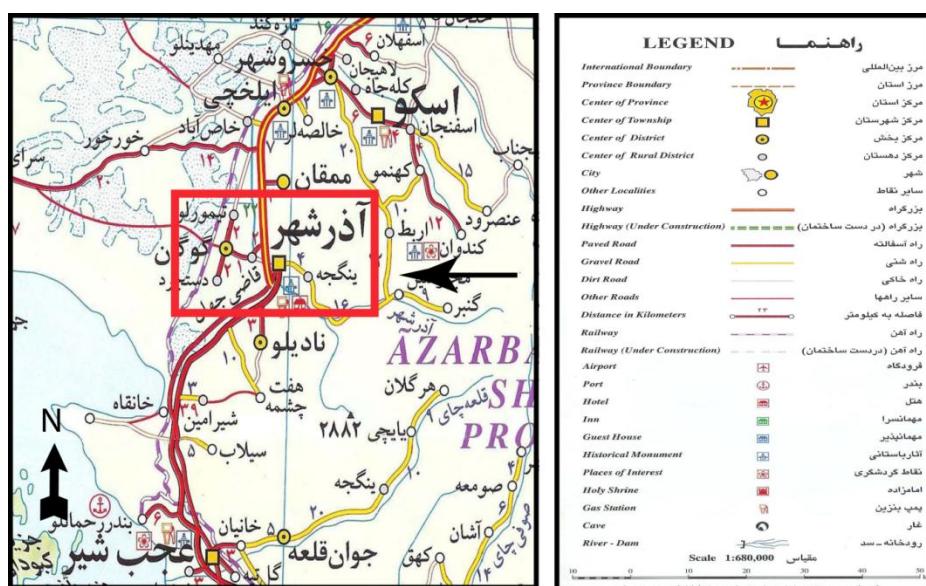
## ۱-۸- ضرورت تحقیق

در ک کامل و دقیق از پتروژنیز و پتروگرافی این توده ماجمایی گامی مهم در شناخت دقیق‌تر زمین‌شناسی کلی منطقه مورد مطالعه می‌باشد.

## ۱-۹- روش تحقیق و نمونه برداری

به منظور دسترسی به اهداف این پایان نامه، در ابتدا اطلاعات کلی موجود در منطقه مورد مطالعه جمع آوری شد. این اطلاعات شامل تهیه و مطالعه کتاب‌ها و مقالات معتبر در زمینه موضوع پایان نامه، گردآوری نقشه‌های زمین‌شناسی و توپوگرافی، تهیه عکس‌های هوایی و تصاویر ماهواره‌ای منطقه مورد نظر و تهیه پایان نامه‌ها و گزارشات مرتبط با منطقه مورد مطالعه می‌باشد.

در مرحله بعد مطالعات صحرایی به منظور نمونه برداری سیستماتیک، بررسی تغییرات لیتولوژیکی توده مورد نظر، ساخت و بافت توده، بررسی روابط توده مورد نظر با سنگ‌های اطراف، عناصر ساختاری، رگه‌ها و دگرسانی-ها انجام گرفت. در مرحله بعدی تعداد ۳۰ نمونه برداشت شد که از این تعداد ۲۰ نمونه سالم و بدون دگرسانی‌اند و بقیه نسبتاً سالم می‌باشند. پس از مقایسه نمونه‌ها در آزمایشگاه به وسیله عدسی دستی و میکروسکوب بیناکولار ۳۰ نمونه سنگی به کارگاه مقطع گیری میکروسکوپی جهت تهیه مقاطع نازک ارسال شدند.



شکل ۱-۲- نقشه راههای دسترسی به منطقه (مشخص شده با فلش).

## ۱-۱۰- معرفی داده‌ها

پس از مطالعات پتروگرافی ۳۰ مقطع نازک، تعداد ۸ نمونه از متنوعترین نمونه‌ها از نظر کانی‌شناسی و بافتی که توزیع جغرافیایی مناسبی از منطقه داشتند، جهت انجام تجزیه با دستگاه ICP-MS انتخاب شدند. تجزیه‌های شیمیایی در شرکت مطالعات مواد معدنی زر آزما در تهران به وسیله دستگاه ICP-MS انجام شدند.

مطالعات پترولوزیکی روی سنگ‌های گابرویی مناطق جنوب آذربایجان (غرب بوکت) انجام و از روش‌های مختلفی برای نامگذاری سنگ‌ها استفاده گردید. برای ترسیم و تفسیر نمودارهای ژئوشیمیایی و تهیه نورم سنگ‌ها از نرم افزارهای کامپیوتری (Microsoft Office Excel, Adobe Illustrator) استفاده گردید.

## فصل دوم

### زمین‌شناسی ناحیه‌ای و منطقه‌ای

#### ۱-۲ - مقدمه

منطقه مورد مطالعه در غرب ایران (جنوب آذربایجان) و در بخش انتهایی زون ارومیه- دختر واقع شده است. با توجه به مطالعات اشتولکلین (Stöcklin, 1968)، ایران به چند زون ساختاری تقسیم گردید. این زون‌ها عبارت بودند از: دشت خوزستان، منطقه چین‌خورده زاگرس، منطقه رورانده زاگرس، منطقه سندج- سیرجان، ایران مرکزی، البرز، کوه‌های مکران و بلوک لوت (شکل ۱-۱). بعدها در این تقسیم‌بندی توسط افراد دیگری تغییراتی داده شد، از آن جمله می‌توان به آقانباتی (۱۳۸۳) اشاره کرد که ایران را به ۱۲ زون ساختاری تقسیم کرد (شکل ۱-۲)، اما چون این تغییرات در تشریح ماگماتیسم ایران نقش چندانی نداشت، تأکید بر تقسیم‌بندی اولیه اشتولکلین (Stöcklin, 1968) می‌باشد. از آنجا که منطقه مورد مطالعه در انتهایی زون ارومیه- دختر قرار دارد توضیح مختصری در مورد زون فوق ارائه می‌شود.