

بِسْمِ اللّٰهِ الرَّحْمٰنِ الرَّحِيْمِ



بسمه تعالی

دانشگاه صنعتی شهرورد

دانشکده علوم پایه

### تاییدیه اعضای هیات داوران حاضر در جلسه دفاع از پایان نامه کارشناسی ارشد

اعضای هیئت داوران نسخه نهایی پایان نامه خانم ژیلا عباسی رشتہ زمین شناسی تکنولوژی تحت عنوان: «استفاده از رهیافت سنجش از دور در شناسایی گسل های زیر سطحی و سبک دگر ریختی آنها در ناحیه لرستان» از نظر فرم و محتوا بررسی نموده و آنرا برای اخذ درجه کارشناسی ارشد مورد تائید قرار دادند.

اعضای هیأت داوران	نام و نام خانوادگی	رتبه علمی	امضاء
۱- استاد راهنمای	دکتر علی یساقی	دانشیار	
۲- استاد مشاور	مهندس سیمین مهدیزاده	مربی	
۳- استاد ناظر داخلی	دکتر محمد محجل	استادیار	
۴- استاد ناظر خارجی	دکتر میرعلی اکبر نوگل سادات	دانشیار	
۵- نماینده تحصیلات تکمیلی	دکتر محمد محجل	استادیار	



بسم الله الرحمن الرحيم



## آیین نامه چاپ پایان نامه (رساله) های دانشجویان دانشگاه تربیت مدرس

نظر به اینکه چاپ و انتشار پایان نامه (رساله) های تحصیلی دانشجویان دانشگاه تربیت مدرس، میتوان بخشی از فعالیتهای علمی - پژوهشی دانشگاه است بنابراین به منظور آگاهی و رعایت حقوق دانشگاه، دانش آموختگان این دانشگاه نسبت به رعایت موارد ذیل متعهد می شوند:

**ماده ۱** در صورت اقدام به چاپ پایان نامه (رساله) خود، مراتب را قبل "به طور کتبی به «دفتر نشر آثار علمی» دانشگاه اطلاع دهد.

**ماده ۲** در صفحه سوم کتاب (پس از برگ شناسنامه)، عبارت ذیل را چاپ کند:  
«کتاب حاضر، حاصل پایان نامه کارشناسی ارشد / رساله دکتری نگارنده در رشته زمین شناسی است  
که در سال ۱۳۸۸ در دانشکده علوم زمین دانشگاه تربیت مدرس به راهنمایی سرکار خانم / جناب آقای دکتر علی‌رئیسی، مشاوره سرکار خانم / جناب آقای دکتر سیمین نادری زاده و مشاوره سرکار خانم / جناب آقای دکتر — از آن دفاع شده است.»

**ماده ۳** به منظور جبران بخشی از هزینه های انتشارات دانشگاه، تعداد یک درصد شمارگان کتاب (در هر نوبت چاپ) را به «دفتر نشر آثار علمی» دانشگاه اهدا کند. دانشگاه می تواند مازاد نیاز خود را به نفع مرکز نشر در معرض فروش قرار دهد.

**ماده ۴** در صورت عدم رعایت ماده ۳، ۵۰٪ بهای شمارگان چاپ شده را به عنوان خسارت به دانشگاه تربیت مدرس، تأديه کند.

**ماده ۵** دانشجو تعهد و قبول می کند در صورت خودداری از پرداخت بهای خسارت، دانشگاه می تواند خسارت مذکور را از طریق مراجع قضایی مطالبه و وصول کند؛ به علاوه به دانشگاه حق می دهد به منظور استیفاده حقوق خود، از طریق دادگاه، معادل وجه مذکور در ماده ۴ را از محل توقیف کتابهای عرضه شده نگارنده برای فروش، تأمین نماید.

**ماده ۶ اینجانب** **مرتضی عباسی** دانشجوی رشته زمین شناسی مقطع کارشناسی ارشد تعهد فوق و ضمانت اجرایی آن را قبول کرده، به آن ملتزم می شوم.

نام و نام خاتم ادارگی: **مرتضی عباسی**

تاریخ و امضای: ۱۳۹۷/۱۱/۱۱

## آیین نامه حق مالکیت مادی و معنوی در مورد نتایج پژوهش‌های علمی

### دانشگاه قریبیت مدرس

مقدمه:

با عنایت به سیاست‌های پژوهشی و فناوری دانشگاه در راستای تحقق عدالت و کرامت انسانها که لازم است شکوفایی علمی و فنی است و رعایت حقوق مادی و معنوی دانشگاه و پژوهشگران، لازم است اعضای هیأت‌علمی، دانشجویان، دانش‌آموختگان و دیگر همکاران طرح، در مورد نتایج پژوهش‌های علمی که تحت عنوانین پایان‌نامه، رساله و طرحهای تحقیقاتی با هماهنگی دانشگاه انجام شده است، موارد زیر را رعایت نمایند:

ماده ۱- حق نشر و تکثیر پایان‌نامه/رساله و درآمدهای حاصل از آنها متعلق به دانشگاه می‌باشد ولی حقوق معنوی پدیدآورندگان محفوظ خواهد بود.

ماده ۲- انتشار مقاله یا مقالات مستخرج از پایان‌نامه / رساله به صورت چاپ در نشریات علمی و یا ارائه در مجتمع علمی باید به نام دانشگاه بوده و با تایید استاد راهنمای اصلی، یکی از اساتید راهنما، مشاور و یا دانشجوی مسئول مکاتبات مقاله باشد. ولی مسئولیت علمی مقاله مستخرج از پایان‌نامه و رساله به عهده اساتید راهنما و دانشجو می‌باشد.

تبصره: در مقالاتی که پس از دانش‌آموختگی بصورت ترکیبی از اطلاعات جدید و نتایج حاصل از پایان‌نامه/رساله نیز منتشر می‌شود نیز باید نام دانشگاه درج شود.

ماده ۳- انتشار کتاب و یا نرم‌افزار و یا آثار ویژه حاصل از نتایج پایان‌نامه / رساله و تمامی طرحهای تحقیقاتی کلیه واحدهای دانشگاه اعم از دانشکده‌ها، مرکز تحقیقاتی، پژوهشکده‌ها، پارک علم و فناوری و دیگر واحدها باید با مجوز کتبی صادره از معاونت پژوهشی دانشگاه و براساس آیین‌نامه‌های مصوب انجام شود.

ماده ۴- ثبت اختصار و تدوین دانش فنی و یا ارائه یافته‌ها در جشنواره‌های ملی، منطقه‌ای و بین‌المللی که حاصل نتایج مستخرج از پایان‌نامه/رساله و تمامی طرحهای تحقیقاتی دانشگاه باید با هماهنگی استاد راهنما یا مجری طرح از طریق معاونت پژوهشی دانشگاه انجام گیرد.

ماده ۵- این آیین‌نامه در ۵ ماده و یک تبصره در تاریخ ۸۷/۴/۱ در شورای پژوهشی و در تاریخ ۸۷/۴/۲۳ در هیأت‌رئیسه دانشگاه به تایید رسید و در جلسه مورخ ۸۷/۷/۱۵ شورای دانشگاه به تصویب رسیده و از تاریخ تصویب در شورای دانشگاه لازم‌الاجرا است.



## پایان نامه دوره کارشناسی ارشد زمین‌شناسی (تکتونیک)

### عنوان

استفاده از رهیافت سنجش از دور در شناسایی گسل‌های زیرسطحی و  
سبک دگریختی آنها در ناحیه لرستان

نگارش  
ثريا عباسى

استاد راهنما  
دکتر علی یساقی

استاد مشاور  
مهندس سیمین مهدیزاده

بهمن ۱۳۸۸

به پاس زحمات و تلاش های پرورنده

به قدره ای از دریایی بیکران مهربانی ها و شب زنده داریها شان

تقدیم می کنم.

## تشکر و قدردانی

پس از سپاس بیکران از خداوند بزرگ و مهربان که توفيق کسب علم را به من ارزانی داشت، بر خود لازم می‌دانم که از تمام کسانی که مرا در به ثمر رسیدن این پایان‌نامه یاری نموده‌اند، تشکر و قدردانی نمایم.

ابتدا از استاد محترم، جناب آقای دکتر علی یساقی به سبب راهنمایی‌های ارزنده و مساعدت و کمک ایشان در طول مراحل مختلف انجام پایان‌نامه و در طول تحصیل در مقطع کارشناسی ارشد، تشکر می‌نمایم.

همچنین از استاد عزیزم، خانم مهندس سیمین مهدیزاده که مشاوره‌های ایشان در طول انجام پایان-نامه و در جهت به ثمر رسیدن آن، راهگشا بود، سپاسگذاری می‌کنم.

و نیز از اساتید محترم، آقایان دکتر محمد محجل، دکتر علی یساقی و دکتر عباس قاسمی که از آنان علم زمین‌شناسی ساختمانی و زمین‌ساخت را آموختم، نیز تشکر می‌کنم.

از آقای مهندس زمانی و همه همکاران ایشان در گروه دورستنجی سازمان زمین‌شناسی و اکتشاف منابع معدنی به سبب ارائه اطلاعات در زمینه GIS و سنجش از دور، به اینجانب متشرکم.

از همه دوستان خوبم که وجودشان، باعث دلگرمی بود نیز تشکر می‌کنم.  
و از خدمات و مهربانی‌های پدر و مادر و خانواده عزیزم، قدردانی می‌نمایم.

## چکیده

ناحیه مورد مطالعه با نام زیرپهنه لرستان، بخش شمال‌غرب پهنه زاگرس ساده چین‌خورده است که از جنوب‌شرق به گسل بالارود، از شمال‌شرق به گسل زاگرس مرتفع (High Zagros Fault)، از غرب به گسل خانقین و در جنوب‌غرب نیز به گسل پیشانی کوهستان (Mountain Front Fault) محدود می‌شود. این بخش نیز مانند سایر بخش‌های کمربند چین‌خورده-رانده زاگرس، تحت تأثیر فعالیت مجدد ساختارهای زیرسطحی در خلال کوه‌زایی میوسن پسین زاگرس دچار دگریختی‌هایی در پوشش رسوبی شده است. از مسائل ساختاری در زیرپهنه لرستان، عدم ارتباط برخی تغییرشکل‌های سطحی با گسل‌های سطحی است، از جمله خمش اثرمحوری چین‌ها و تشکیل چین‌های با روندهای متفاوت نسبت به روند چین‌های بخش چین‌خورده-رانده زاگرس می‌باشد.

در این مطالعه، با استفاده از روش‌های دورسنجی و تصاویر ماهواره‌ای ETM<sup>+</sup>، و با توجه به تغییرشکل‌های سطحی چون انحدار، قطع و جداش ساختارها (مانند انحدار اثر محوری چین‌ها) اقدام به شناسایی و به نقشه درآوردن خطواره‌هایی، که می‌توانند مرتبط با فعالیت گسل‌های زیرسطحی و یا پنهان باشند، شده است. در حدود ۳۲۷ خطواره با طول ۳ تا ۱۳۳.۸ کیلومتر در کل منطقه شناسایی شده است که علاوه بر دارا بودن روند NW-SE که مربوط به گسل‌های راندگی همروند با کمربند چین‌خورده-رانده می‌باشند، واجد دو روند عمومی دیگر نیز می‌باشند، دسته اول خطواره‌ها روند S-N و NNW با جداش راستگرد و دسته دوم خطواره‌هایی با روند عمومی NE-SW با جداش چپگرد می‌باشند، به جهت تدقیق خطواره‌های شناسایی شده از طریق سنجش از دور، برداشت صحرایی نیز برای مشاهده تغییر شکل‌های سطحی مربوط به اثر این خطواره‌ها در محدوده گسل بالارود صورت گرفته است. برای تحلیل منشأ این خطواره‌ها، از انطباق این خطواره‌ها با داده‌های زیرسطحی چون زمین‌لرزه‌ها و خطواره‌های مغناطیسی استفاده شده است، چرا که این خطواره‌ها نمود سطحی ساختارهای زیرسطحی می‌باشند. انطباق برخی از خطواره‌های گسلی با شکستگی‌های پی‌سنگی و خطواره‌های مغناطیسی نشانگر پی‌سنگی بودن آنها است که بیشترین انطباق‌ها مربوط به خطواره‌های گسلی است که همروند با روند ساختارهای اصلی کمربند چین‌خورده-رانده زاگرس می‌باشند و همچنین انطباق سازوکار و روند برخی از زمین‌لرزه‌های رخداده در زیرپهنه لرستان، با خطواره‌های گسلی شناسایی شده در این مطالعه نیز نشان از پی‌سنگی بودن این خطواره‌ها دارد که در اثر فعالیت مجدد گسل‌های پی‌سنگی متأثر از همگرایی ورقه عربی با ایران مرکزی ایجاد شده‌اند. انطباق تعداد کمی از زلزله‌های متوسط و بزرگ با خطواره‌های گسلی شناسایی شده در این مطالعه، بیانگر این است که تمامی گسل‌های پی‌سنگی واجد فعالیت لرزه‌ای نیستند و یا وجود سطوح جدایشی در زیرپهنه

لرستان موجب استهلاک گسلش رخداده در پیسنگ شده، بنابراین اثر سطحی فعالیت مجدد این گسل‌های پیسنگی بصورت خطواره‌های گسلی در سطح ظاهر نمی‌شود.

تمرکز غالب زمین‌لرزه‌های رخداده در زیرپهنه لرستان در محدوده گسله بالارود و پیشانی کوهستان و همروندی روند این گسل‌ها با گسلش‌های زمین‌لرزه‌ای نشان از آن دارد که این دو پهنه از پهنه‌های اساسی پیسنگی در لرستان هستند و در راستای این دو گسله، میزان جابجایی در پیسنگ بیشتر از سایر گسل‌های پیسنگی است و دیگر خطواره‌های شناسایی شده نیز مراتب فعالیت جوانتر دیگر پهنه‌های گسلی پیسنگی، که اثر گسلش در سطح ندارند می‌باشند. اثر دو لایه ویسکوز نمک هرمز و دیگر تبخیری‌های مژوزوئیک و ترشیری در عدم رخنمون سطحی این گسل‌های پی سنگی موثر بوده اند.

**واژه‌های کلیدی:** زاگرس ساده چین‌خورد، زیرپهنه لرستان، روش سنجش از دور، روش‌های افزایش کنتراست تصویر، خطواره‌های گسلی، خطواره‌های مغناطیسی و گسل‌های پیسنگی

## فهرست مطالب

عنوان.....	صفحه
فصل ۱- کلیات و زمین‌شناسی عمومی منطقه	۱
۱-۱- مقدمه	۲
۱-۲- کلیات	۲
۱-۲-۱- موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه	۲
۱-۲-۲- پژوهش‌های پیشین	۴
۱-۲-۳- تعریف مسئله	۶
۱-۴-۲-۱- اهداف و ضرورت تحقیق	۷
۱-۵-۲-۱- روش مطالعه	۷
۱-۳- موقعیت زمین‌ساختی کمربند چین خورده- رانده زاگرس	۸
۱-۴- زیرواحدهای زمین‌ساختی کمربند چین خورده- رانده زاگرس	۱۰
۱-۴-۱- گسل اصلی معکوس زاگرس (MZRF)	۱۲
۱-۴-۲- کمربند رانده‌شده زاگرس مرتفع (The Zagros Thrust Belt)	۱۲
۱-۴-۳- گسل زاگرس مرتفع (HZF)	۱۳
۱-۴-۴- کمربند ساده چین خورده (The Simple Fold Belt)	۱۳
۱-۵- گسل پیشانی کوهستان (MFF)	۱۵
۱-۶- حوضه پیش‌زرفای زاگرس و فروافتادگی دزفول	۱۶
۱-۷- گسل فروافتادگی دزفول (DEF)	۱۷
۱-۸- گسل پیش‌زرفای زاگرس (ZFF)	۱۷
۱-۹- دشت ساحلی زاگرس (The Zagros Coastal Plain)	۱۸
۱-۱۰- سرزمین‌های پست خلیج‌فارس و بین‌النهرین	۱۸
۱-۱۱- زیر پهنه ساختاری لرستان	۱۸
۱-۱۲- چینه‌شناسی زیر پهنه لرستان	۲۰
۱-۱۳- گسل‌های امتدادلغز عرضی-برشی زاگرس	۲۴
۱-۱۴- پهنه گسلی بالارود	۲۶
۱-۱۵- گسل خانقین	۲۷
۱-۱۶- لرزه‌زمین‌ساخت زاگرس	۲۷
فصل ۲- فناوری سنجش از دور و کاربرد آن در شناسایی ساختارهای زمین‌شناسی	۳۰
۲-۱- کلیات	۳۱
۲-۱-۱- کاربردهای مهم سنجش از دور در بررسی‌های زمین‌شناسی	۳۱
۲-۱-۲- زمین‌ریخت‌شناسی (Geomorphology)	۳۲

۳۲	..... ۲-۱-۱-۲- ساختار
۳۳	..... ۱-۱-۱-۲- ناپیوستگی‌های اولیه
۳۴	..... ۲-۱-۱-۲- ناپیوستگی‌های ثانویه
۴۳	..... ۲-۱-۲- شناسایی و تحلیل ساختارها در منطقه مورد مطالعه
۴۶	..... ۱-۲-۱-۲- شناسایی و تحلیل ساختارهای شناسایی شده در تصویر ماهواره‌ای خرم‌آباد
۵۳	..... ۲-۲-۱-۲- شناسایی و تحلیل ساختارهای شناسایی شده در تصویر ماهواره‌ای ایلام
۵۸	..... ۳-۲-۱-۲- شناسایی و تحلیل ساختارهای شناسایی شده در تصویر ماهواره‌ای کرمانشاه
۶۱	..... ۳-۱-۲- نتیجه گیری
	<b>فصل ۳- ویژگی‌های هندسی- جنبشی ساختارهای پهنه گسلی بالارود در دو منطقه تاقدیس‌های کاسه-</b>
۶۵	..... ماست و هشتی کوه
۶۶	..... ۱-۳- کلیات
۶۶	..... ۱-۱-۳- هدف و لزوم برداشت صحرایی
۶۷	..... ۲-۱-۳- موقعیت مناطق مورد مطالعه برای برداشت صحرایی
۶۷	..... ۳-۱-۳- چینه‌شناسی مناطق مورد مطالعه
۷۰	..... ۴-۱-۳- روش‌های بررسی سازوکار گسل‌ها
۷۰	..... ۱-۴-۱-۳- ساختارهای صفحه‌ای مایل از نوع S-C
۷۱	..... ۲-۴-۱-۳- چین‌های نامتقارن
۷۲	..... ۱-۵-۱-۳- بررسی ساختاری تاقدیس‌های کاسه‌ماست و هشتی کوه
۷۲	..... ۱-۵-۱-۳- بررسی ساختاری تاقدیس کاسه‌ماست
۷۷	..... ۲-۵-۱-۳- بررسی ساختاری تاقدیس هشتی کوه
۸۲	..... <b>فصل ۴- بحث و نتیجه گیری</b>
۸۳	..... ۱-۴- مقدمه
۸۳	..... ۲-۴- بحث
۸۳	..... ۱-۲-۴- رئولوژی پوشش رسوبی
۸۵	..... ۲-۲-۴- اندرکنش پی‌سنگ و پوشش رسوبی
۸۹	..... ۳-۲-۴- خطواره‌های پی‌سنگی در زیرپهنه لرستان
۹۲	..... ۴-۲-۴- ارتباط بین خطواره‌های شناسایی شده با گسل‌های مغناطیسی در پی‌سنگ
۱۰۰	..... ۵-۲-۴- لرزه‌زمین‌ساخت زیرپهنه لرستان و ارتباط آن با خطواره‌های شناسایی شده
۱۰۶	..... ۳-۴- نتیجه گیری
۱۰۹	..... <b>فهرست منابع</b>
۱۱۹	..... <b>پیوست</b>
۱۲۰	..... پیوست الف) اصول سنجش از دور
۱۳۴	..... پیوست ب) زمین لرزه‌های مربوط به کل منطقه از منابع لرزه‌ای ذکر شده
۱۵۱	..... پیوست ج) حل سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها برگرفته از سایت دانشگاه هاروارد و مرکز لرزه‌نگاری

## فهرست جدول‌ها

جداول ۱-۲ تحلیل ساختاری خطواره‌های گسلی در تصویر ماهواره‌ای خرم‌آباد.....	۴۸
جداول ۲-۲ تحلیل ساختاری خطواره‌های گسلی در تصویر ماهواره‌ای ایلام.....	۵۴
جداول ۳-۲ تحلیل ساختاری خطواره‌های گسلی در تصویر ماهواره‌ای کرمانشاه.....	۵۹
جداول ۱-۳ داده‌های مربوط به سه بخش تاقدیس هشتی‌کوه.....	۷۹
جداول ۱-۴ داده‌های مربوط به زمین‌لرزه‌ها و خطواره‌های انطباق یافته با آنها.....	۱۰۲
جدول ب- ۱ زمین‌لرزه‌های مربوط به کل منطقه از منابع لرزه‌ای ذکر شده.....	۱۳۴
جدول ج- ۱ حل سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها از سایت دانشگاه هاروارد و مرکز بین‌المللی لرزه‌نگاری.....	۱۵۱

## فهرست اشکال

شکل ۱-۱ نقشه ساختاری کمربند چین‌خورد-رانده زاگرس و موقعیت منطقه مورد مطالعه .....	۳
شکل ۲-۱ عناصر اصلی زمین‌ساختی دو ورقه ایران و عربی.....	۹
شکل ۳-۱ واحدهای ریخت‌زمین‌ساختی کمربند چین‌خورد-رانده زاگرس در جنوب غرب ایران.....	۱۱
شکل ۴-۱ طرح شماتیک از نحوه بخش‌بندی استرین در طول زاگرس ساده‌چین‌خورد.....	۱۵
شکل ۵-۱ تقسیمات ساختاری زاگرس.....	۱۹
شکل ۶-۱ نیمرخ چینه‌شناسی قبل از تشکیل گروه فارس.....	۲۲
شکل ۷-۱ تقسیمات چینه‌شناسی، سنگ‌شناسی و ساختاری زاگرس ساده چین‌خورد.....	۲۴
شکل ۸-۱ گسل‌های امتدادلغز از قبل شناسایی شده در کمربند چین‌خورد-رانده زاگرس.....	۲۶
شکل ۹-۱ توزیع مراکز سطحی زلزله‌ها بر حسب بزرگی (Mb) در زیرپهنه لرستان.....	۲۹
شکل ۱-۲ نمونه‌ای از چین‌های دوپلانژه و تشخیص پهلوهای چین با استفاده از قانون V.....	۳۵
شکل ۲-۲ قطع شدگی لایه‌های سازند امیران و آسماری در اثر عملکرد خطواره گسلی F2.....	۳۶
شکل ۳-۲ اثر کشیدگی و خمیدگی تاقدیس‌ها در دو جهت مختلف در طرفین گسل بالارود.....	۳۷
شکل ۴-۲ خمیدگی اثر محوری تاقدیس‌ها و قطع لایه‌ها در اثر عملکرد خطواره گسلی F16 .....	۳۷
شکل ۵-۲ جابجایی راستگرد گسل پیشانی کوهستان به وسیله خطواره گسلی F23.....	۳۸
شکل ۶-۲ بخش مستقیم مسیر رودخانه‌ها در اثر عملکرد خطواره‌های گسلی.....	۳۹
شکل ۷-۲ تغییر امتداد مسیر رودخانه در اثر عملکرد خطواره گسلی F34.....	۴۰
شکل ۸-۲ خمیدگی و تداخل اثر محورها و موقعیت تصاویر ماهواره‌ای.....	۴۵
شکل ۹-۲ فشردگی چین‌ها در بخش شرقی تصویر ماهواره‌ای خرم‌آباد .....	۴۶
شکل ۱۰-۲ تصویر ماهواره‌ای خرم‌آباد و موقعیت خطواره‌ها بر روی آن .....	۵۱
شکل ۱۱-۲ نمودار گل‌سرخی خطواره‌های شناسایی شده بر روی تصویر ماهواره‌ای خرم‌آباد .....	۵۲
شکل ۱۲-۲ نمایش زمین‌لغزش تاریخی سیمراه .....	۵۳
شکل ۱۳-۲ تصویر ماهواره‌ای ایلام و موقعیت خطواره‌ها بر روی آن .....	۵۷
شکل ۱۴-۲ نمودار گل‌سرخی خطواره‌های شناسایی شده در تصویر ماهواره‌ای ایلام .....	۵۸

..... ۶۰	شکل ۱۵-۲ تصویر ماهواره‌ای کرمانشاه و موقعیت خطواره‌ها بر روی آن
..... ۶۱	شکل ۱۶-۲ نمودار گل‌سرخی خطواره‌های شناسایی شده بر روی تصویر ماهواره‌ای کرمانشاه
..... ۶۳	شکل ۱۷-۲ نقشه ساختاری (خطواره‌ها) کل منطقه مورد مطالعه
..... ۶۴	شکل ۱۸-۲ نمودار گل‌سرخی خطواره‌های شناسایی شده در کل منطقه
..... ۶۴	شکل ۱۹-۲ نمودار گل‌سرخی مربوط به خطواره‌های گسلی دارای جدایش در کل منطقه
..... ۶۷	شکل ۱-۳ تصویر ماهواره‌ای از گسل بالارود و موقعیت قرارگیری مناطق مورد برداشت صحرایی
..... ۶۹	شکل ۲-۳ عضو کلهر در قاعده سازند آسماری
..... ۷۰	شکل ۳-۳ نقشه زمین‌شناسی منطقه مورد برداشت
..... ۷۱	شکل ۴-۳ طرح شماتیک از خصوصیات ساختار S-C
..... ۷۲	شکل ۵-۳ نقشه ساختاری تاقدیس کاسه‌ماست
..... ۷۳	شکل ۶-۳ قرارگیری سازندهای گچساران و آسماری بصورت عادی در پهلوی شمالی تاقدیس کاسه‌ماست..
..... ۷۴	شکل ۷-۳ نمایی از عملکرد سه گسل‌ها در روی پهلوی شمالی تاقدیس کاسه‌ماست
..... ۷۵	شکل ۸-۳ راندگی سازند پابده- گوربی بر روی تله زنگ
..... ۷۶	شکل ۹-۳ پهنه گسل راندگی در سازند گوربی
..... ۷۷	شکل ۱۰-۳ عملکرد گسل امتدادلغز استگرد بر سازند آسماری و گوربی
..... ۷۷	شکل ۱۱-۳ تأثیر گسل امتدادلغز بر سازند آسماری و گوربی
..... ۷۸	شکل ۱۲-۳ نقشه ساختاری تاقدیس هشتی کوه
..... ۷۸	شکل ۱۳-۳ راندگی سازند گچساران بر روی آبرفت‌ها
..... ۸۰	شکل ۱۴-۳ لایه‌های سازند آغازاری در پهلوی غربی تاقدیس هشتی کوه
..... ۸۰	شکل ۱۵-۳ لایه‌های سازند آغازاری در انتهای جنوبی پهلوی شرقی تاقدیس هشتی کوه
..... ۸۱	شکل ۱۶-۳ جایی که تغییر روند در سازندهای آغازاری و گچساران
..... ۸۱	شکل ۱۷-۳ تاقفرم ایجاد شده در سازند آغازاری و در مقیاس مزوسكی
..... ۸۴	شکل ۱-۴ جدول انطباق چینه‌نگاری کمربند زاگرس
..... ۸۵	شکل ۲-۴ نیمرخ زمین‌شناسی ترسیم شده در زیرپهنه لرستان
..... ۸۶	شکل ۳-۴ مدل ارائه شده برای پی‌سنگ زاگرس- عربی
..... ۸۸	شکل ۴-۴ یک مدل آنالوگ برای نمایش تفاوت پیشروی تغییر شکل
..... ۹۱	شکل ۵-۴ نقشه خطواره‌های مغناطیسی و شکستگی‌های پی‌سنگی
..... ۹۲	شکل ۶-۴ نمودار گل‌سرخی مربوط به شکستگی‌ها و خطواره‌های مغناطیسی
..... ۹۴	شکل ۷-۴ نقشه‌های مقایسه خطواره‌های مغناطیسی و خطواره‌های شناسایی شده
..... ۹۵	شکل ۸-۴ اثر عملکرد خطواره L31 بر روی سطح در بخش مرکزی لرستان
..... ۹۶	شکل ۹-۴ اثر عملکرد خطواره L40 و L39 بر روی سطح در بخش جنوب شرق لرستان
..... ۹۷	شکل ۱۰-۴ اثر عملکرد خطواره L43 بر روی سطح در بخش جنوب لرستان
..... ۹۸	شکل ۱۱-۴ اثر عملکرد خطواره‌های L53، L55، L56 و L52 بر روی سطح غرب لرستان
..... ۹۹	شکل ۱۲-۴ عملکرد خطواره‌های L13 و L14 و L15 در جنوب شرق لرستان

شکل ۱۳-۴ الگوی سیستم شکستگی‌های ریدل در پهنه یک گسل امتدادلغز چپگرد	۱۰۰
شکل ۱۴-۴ هندسه چین و گسل‌های پلکانی در سیستم دگر شکلی برش ساده	۱۰۰
شکل ۱۵-۴ نقشه مربوط به ۴۵ زمین‌لرزه با سازوکار کانونی	۱۰۴
شکل ۱۶-۴ نقشه مربوط به زمین‌لرزه‌های منطبق با خطواره‌های شناسایی شده	۱۰۵
شکل ۱۷-۴ نمودار گل‌سرخی مربوط به خطواره‌های گسلی شناسایی شده در زاگرس	۱۰۷
شکل الف-۱ عناصر موثر در سنجش از دور در منابع زمینی	۱۲۱
شکل الف-۲ طیف الکترومغناطیسی و محدوده طول موج‌های	۱۲۲
شکل الف-۳ موج الکترومغناطیسی	۱۲۳
شکل الف-۴ نحوه عملکرد امواج الکترومغناطیس در برخورد با عوارض سطح زمین	۱۲۴
شکل الف-۵ مقایسه انعکاس طیفی آب، خاک و گیاه	۱۲۴
شکل الف-۶ انواع تصحیحات رادیومتری	۱۲۷
شکل الف-۷ دو نوع افزایش کنتراست	۱۳۰
شکل الف-۸ استفاده از فیلتر بالاگذر	۱۳۱

## فصل اول

کلیات و زمین‌شناسی عمومی منطقه

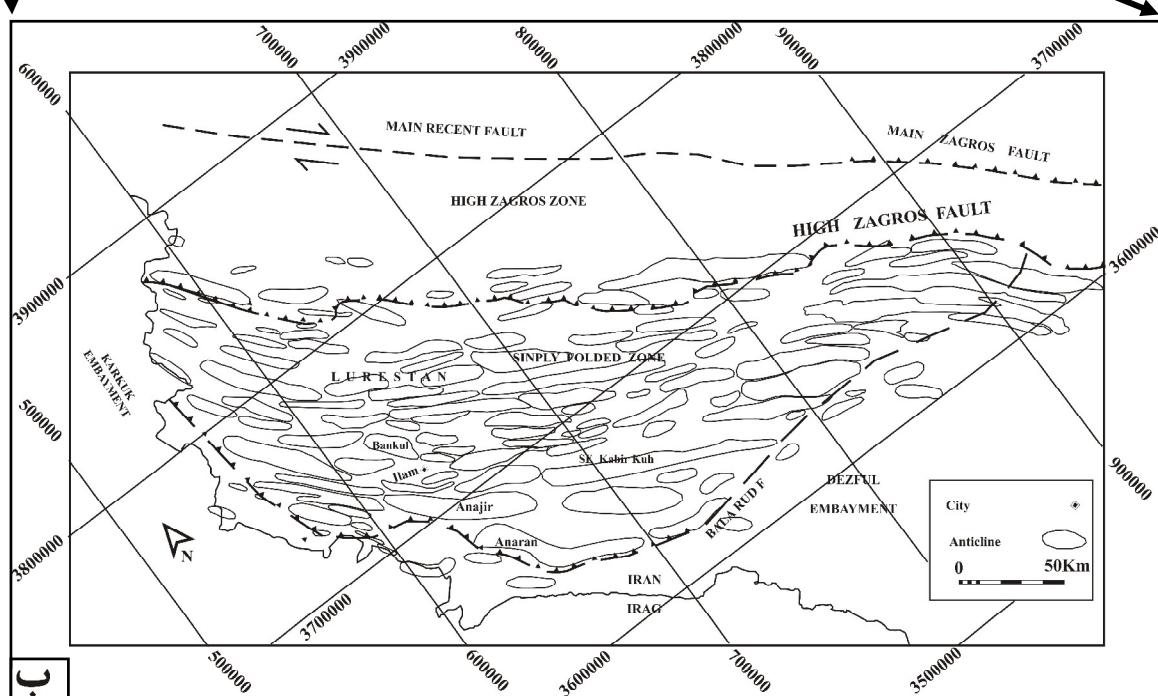
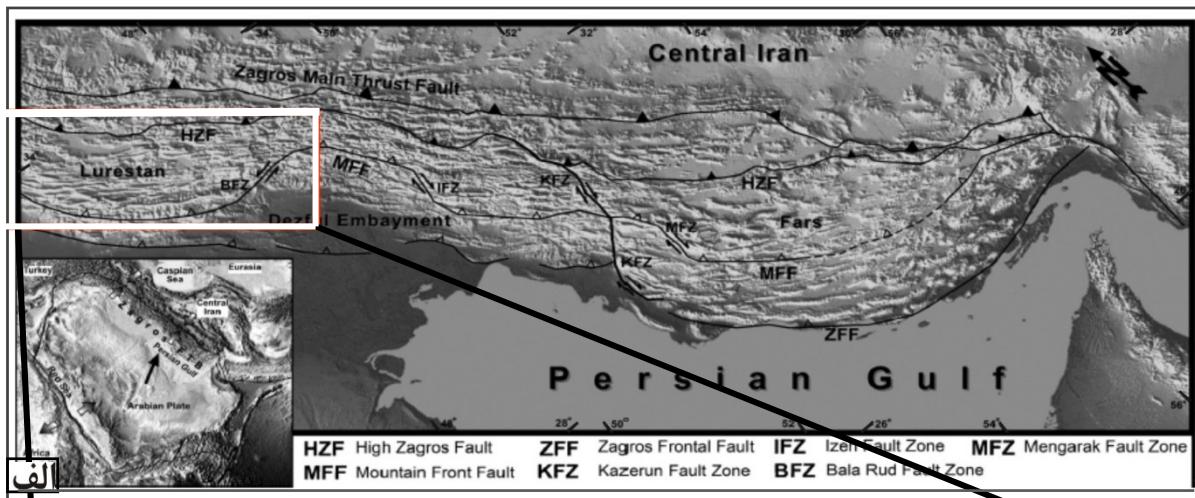
## ۱-۱- مقدمه

این فصل شامل دو بخش کلیات و زمین‌شناسی عمومی زاگرس است که در بخش اول، ضمن معرفی منطقه مورد مطالعه، توضیحاتی در رابطه با تعریف مسئله و اهداف تحقیق داده خواهد شد و سپس به بیان روش مطالعه در این تحقیق و مطالعات پیشین پرداخته می‌شود و در بخش دوم زمین‌شناسی و سیمای ساختاری زاگرس و منطقه مورد مطالعه ارائه خواهد شد.

## ۲-۱- کلیات

### ۱-۱-۱- موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه

ناحیه مورد مطالعه در شمال‌غربی کمربند چین‌خورده-رانده زاگرس (Zagros Fold- Trust Belt)، در محدوده طول جغرافیایی  $39^{\circ}$  تا  $46^{\circ}$  شرقی و عرض جغرافیایی  $33^{\circ}$  تا  $35^{\circ}$  شمالی و در سیستم تصویر UTM در زون ۳۸ و ۳۹ قرار می‌گیرد (شکل ۱-۱). این منطقه از جنوب‌شرق به گسل بالارود، از شمال‌شرق به گسل زاگرس مرتفع (High Zagros Fault)، از غرب به گسل خانقین و در جنوب-غرب نیز به گسل پیشانی کوهستان (Mountain Front Fault) محدود می‌شود، و به عنوان زیرپنهن لرستان (Lurestan Province) شناخته شده است (شکل ۱-۱). مساحت منطقه مورد مطالعه تقریباً ۶۵۰۰ کیلومتر مربع و از نظر تقسیمات کشوری مربوط به بخش‌های از استان‌های ایلام، کرمانشاه، و لرستان و خوزستان می‌باشد.



شکل ۱-۱ (الف) نقشه ساختاری کمربند چین خورده- رانده زاگرس (Sepehr & Cosgrove, 2004)

. (Farzipour-Saein et al., 2009a) (ب) موقعیت منطقه مورد مطالعه با اصلاح

## ۱-۲-۲- پژوهش‌های پیشین

Player et al., (1966) در نتایج مطالعات صحرایی لرستان، وجود سه خطواره شمالی- جنوبی 

را تأیید نموده‌اند، این سه خطواره را می‌توان از غرب به شرق، خطواره ایلام- پاتاق، خطواره سمند-ویزنهار و خطواره سلطان- نفت نامید.

Furst, (1990) با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای در رشته کوه‌های جنوب‌شرق زاگرس برای نخستین بار به معروفی گسل‌های امتدادلغز با روند NE-SW پرداخت که به نظر وی این گسل‌ها عامل دیاپیریسم در این منطقه می‌باشند.

Yousefi, (1992) بر اساس نتایج حاصل از عملیات پیمایش هوایی مغناطیسی به تهیه نقشه خطواره‌های مغناطیسی ایران با مقیاس ۱/۲۵۰۰۰۰۰ پرداخته است.

Ameen, (1992) به مطالعه پی‌سنگ تاروس در شمال عراق و زاگرس در جنوب‌غرب ایران پرداخته است. وی پی‌سنگ را متشکل از بلوك‌هایی در نظر گرفته که به وسیله گسل‌های پی‌سنگی عرضی و طولی (نسبت به روند کوهزاد) به قطعات کوچکتری تقسیم شده‌اند.

Tabatabai, (1990, 1997) با کمک داده‌های ژئوفیزیکی، به تهیه نقشه شکستگی‌های پی- سنگ زاگرس پرداخته است.

Nogol-e-Sadat et al., (1993) با استفاده از داده‌های مغناطیسی هوایی به بیان گسل‌ها و شکستگی‌های پی‌سنگی احتمالی در نقشه زمین‌ساخت ایران اشاره دارد.

Barzegar, (1994) با کمک داده‌های دورسنجی و تغییرشکل‌های سطحی برای نخستین بار تعدادی گسل امتدادلغز پی‌سنگی را در جنوب‌شرق زاگرس معرفی نمود.

Berberian, (1995) با گردآوری گسل‌های راندگی و امتدادلغز پی‌سنگی در طول و عرض کمربند زاگرس و تهیه یک نقشه ساختاری، بیان کرد که این گسل‌ها کنترل‌کننده گسل‌ش و بزرگ‌گای زمین‌لرزه‌ها در زاگرس می‌باشند.

Hessami et al., (2001) به معرفی برخی از گسل‌های پی‌سنگی در کمریند چین‌خورده-

رانده زاگرس پرداخت و با ارائه یک مدل ساختاری بیان نمود که این گسل‌ها با روندهای

ENE-WSW و NNW-SSE در پی‌سنگ، دارای روند N-S مربوط به ساختارهای پان-

آفریقا هستند که در طول همگرایی ورقه عربی و اوراسیا در میوسن پیشین چرخیده‌اند.

مهشادنیا، (۱۳۸۱) با استفاده از داده‌های ماهواره‌ای و با توجه به تغییرشکل‌های سطحی به

شناسایی خطوارهای و معرفی گسل‌های زیرسطحی در منطقه جنوب‌شرق زاگرس پرداخته

است.

داودی، (۱۳۸۲) با استفاده از داده‌های ماهواره‌ای و بررسی تغییرشکل‌های سطحی به

شناسایی خطوارهای و به معرفی گسل‌های زیرسطحی به صورت پهنه‌های عرضی- برشی در

شمال‌غرب زاگرس پرداخته است که یکی از آنها پهنه عرضی- برشی ایده می‌باشد.

Bahroudi & Talbot, (2003) بیان می‌کنند که برخی گسل‌های عرضی- برشی مانند

نظام‌آباد، رازک، سبزپوشان، سروستان و بالارود گسل‌هایی هستند که در اثر اختلاف اصطکاک

سطح جدایش (Basal friction) به وجود آمده‌اند و تنها به پوشش رسوبی محدود می‌شوند، در

صورتی که گسل‌هایی نظیر کازرون- برازجان، کره‌بس و خانقین شکستگی‌های پی‌سنگی

هستند.

Bahroudi & koyi, (2003) بیان می‌کنند وجود یا عدم وجود لایه شکل‌پذیر شبیه نمک

باعث ایجاد خم در پیشانی تغییر شکل و پیشروی متفاوت از آن در راستای گسل‌های عرضی

برشی در کمریند زاگرس چین‌خورده می‌شود.

Yassaghi, (2006) گسل‌های امتدادلغز جنوب‌شرق زاگرس با روندهای مختلف شمال‌شرق و

شمال‌غرب را مراتب شکستگی پهنه‌های گسلی و پی‌سنگی با روندهای تقریباً شمالی- جنوبی

می‌داند.