

# ارزیابی روش‌های مختلف سنجش از دور جهت شناسایی کانی‌های دگرسانی گرمابی در ناحیه آنومالی ۵ ساغند با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای ASTER

معصومه خلجمعصومی<sup>۱\*</sup>، محمد لطفی<sup>۲</sup>، ایوب معمار کوچه باغ<sup>۳</sup>، احمد خاکزاد<sup>۴</sup>

۱-دکتری زمین‌شناسی اقتصادی، گروه دورسنجی مرکز مطالعات کاربردی کرج سازمان زمین‌شناسی

۲-عضو هیأت علمی گروه زمین‌شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال

۳-عضو هیئت علمی پژوهشکده چرخه سوخت هسته ای سازمان انرژی اتمی

۴-عضو هیأت علمی گروه زمین‌شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال

پذیرش مقاله: ۱۳۹۰/۱۰/۲۳

تأیید نهایی مقاله: ۱۳۹۱/۴/۱۳

## چکیده

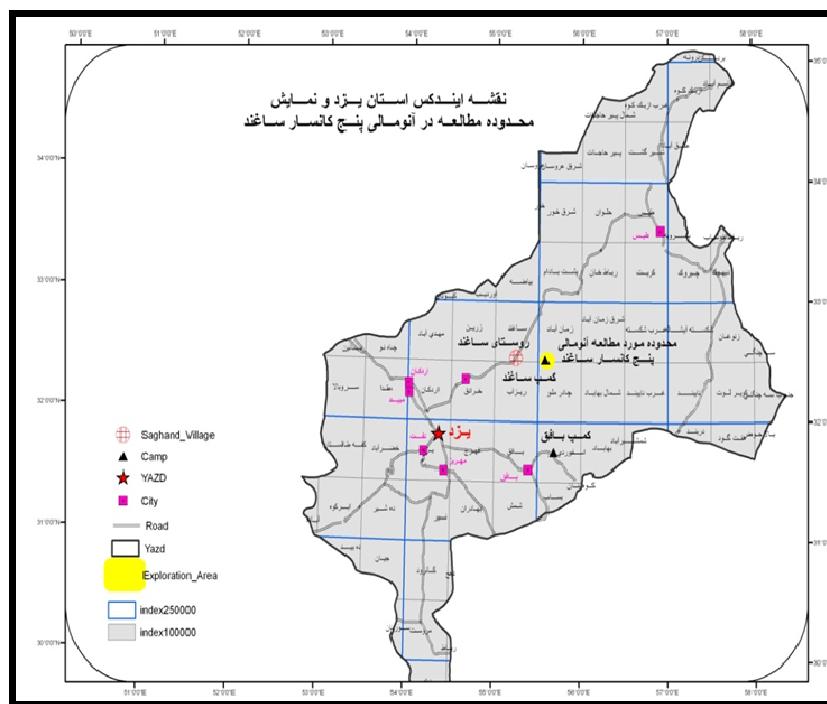
منطقه مورد مطالعه در آنومالی پنج ساغند در زون ساختاری ایران مرکزی، در کمربند متالوژنی بافق - پشت بادام قرار دارد. کانی سازی عناصر پرتوزا در منطقه ساغند عمده از نوع هیدروترمالی و متاسوماتیسم وابسته به توده‌های نفوذی منطقه (گرانیت موجود در شمال آنومالی پنج) می‌باشد. پدیده متاسوماتیسم آلکالن و همراهی توریوم و اورانیوم با عناصر نادر خاکی یکی از بارزترین ویژگی‌های این چرخه متالوژنی در ایران مرکزی و منطقه مورد مطالعه می‌باشد. هدف این مقاله بررسی دگرسانی‌های عناصر پرتوزا در آنومالی پنج ساغند با استفاده از مطالعات دورسنجی می‌باشد. در این بررسی ار تصاویر ماهواره ترا سنجنده استر برای جداسازی آلتراسیون‌ها و از ماهواره لنست سنجنده<sup>۱</sup> ETM برای جداسازی ساختارها استفاده شده است. آلتراسیون‌های مرتبطاً تیپ هیدروترمال اورانیوم و توریوم، هماتیتی، آرژیلیک، کربناتی، کلریتی، اپیدوتی و سیلیسی می‌باشد. در بررسی‌های استخراج مناطق دگرسان شده، کانی‌های دگرسانی گرمابی شامل آلتراسیون‌های آرژیلیک (کائولینیت، مونتموریلونیت، ایلیت و هالوزیت)، پروپلیتیک (کلریت و اپیدوت)، کربنات (کلسیت و دولومیت)، سیلیسی و اکسید آهن (هماتیت، لیمونیت، جاروسیت و گوتیت) و کانی آلبیت هستند. الگوریتم‌های آرژیلیک استخراج آلتراسیون‌ها شامل پیش‌بینی خطی باند، فیلترگذاری انطباقی، نمایشگر زاویه طیفی، نسبت باندی و تفسیر بصری می‌باشد. برای جداسازی این آلتراسیون‌ها از تمام روش‌های ذکر شده برای بدست آوردن نتایج مطلوب استفاده گردید ولی به طور کلی بهترین الگوریتم به ترتیب اولویت فیلترگذاری انطباقی، نسبت باندی، پیش‌بینی خطی باند و تفسیر بصری بود. جداسازی ساختارها با روش تفسیر چشمی تصاویر صورت گرفت، در این روش با استفاده از ترکیب رنگی (RGB:741, 742, 743) در تصویر ETM تصویری ایجاد نموده که ساختارهای موجود درمنطقه و روند آنها را با آلتراسیون‌ها به خوبی نشان می‌دهد.

**واژه‌های کلیدی:** کانی‌های دگرسانی گرمابی عناصر پرتوزا، دورسنجی، ASTER، ساغند

و کانی آلبیت قرار می‌گیرد استفاده شده است. آنومالی پنج ناحیه ساغند در اکتشاف هواپی سال ۱۳۵۷ کشف و توسط شرکت بورا ایران عملیات پی‌جويی مقدماتی و ژئوشيمی در مقیاس ۱:۲۰۰۰۰ انجام گرفت و در پروسه اکتشاف از طريق نقشه‌های ژئوفيزيک، ژئوشيمی، زميني شناسی و حفر گمانه‌های متعدد از نظر سطح و عمق شناسايي شد (ساماني و لاري ، ۱۳۶۶). هدف از انجام اين مقاله پردازش تصاوير ماهواره‌های ترا و لندست برای بدست آوردن کانی‌های دگرسانی گرمابی مناسب برای بدست آوردن مناطق مستعد برای کانه‌زايی عناصر پرتوزا و ارتباط آنها با ساختارها می‌باشد.

مقدمة

پردازش و تفسیر تصاویر ماهواره ترا سنجنده است،  
مریبوط به آنومالی ۵ ساغند در برگه ۱:۱۰۰۰۰  
زمان آباد به شماره ۷۱۵۵ قرار گرفته است  
(شکل ۱)، که از لحاظ دگرسانی‌ها و ساختارها  
برای تیپ کانه زایی هیدرоторمال اورانیوم مورد  
پردازش قرار گرفته است. از تصاویر سنجنده است  
در ترکیب‌های باندی مختلف برای استخراج  
ساختارهای زمین‌شناسی (گسل‌ها و خطواره‌ها)، و  
آنواع آلتراسیون آرژیلیک (کائولینیت،  
مونتموریلونیت، ایلیت و هالوزیت)، اکسید آهن  
(هماتیت، گوتیت، لیمونیت و جاروسیت)،  
سیلیسی، کربنات‌ها (کلسیت و دولومیت)،  
پروپلیتیک (اپیدوت و کلریت) (زاهدی و فرزین،



شکا ۱- نقشه اهلهای دسترسی منطقه مود مطالعه در آنومالی، بنج ساغند

ایران مرکزی و در کمریند متالوژنی بافق - پشت بادام قرار دارد (شکل ۲) و از سمت شمال به آنومالی چهار ساغند و از جنوب به معدن چادرملو محدود می‌گردد. محدوده مورد مطالعه، در قسمت

زمین شناسی آنومالی پنج ساغند

آنومالی پنج در جنوب شرقی منطقه پرتوزای ساغند و محدوده بین منتهی الیه شرقی کویر ساغند و ارتفاعات دوزخ دره و در زون ساختاری

کنگلومرایی توفی و سپس توف و شیل ختم می‌شود. در فوچانی‌ترین بخش، دو واحد از ماسه سنگ کوارتزیتی وجود دارد که افق بین این واحد از جنس توف و شیل است. در بخش شمالی منطقه مورد مطالعه، رخنمون نسبتاً وسیعی از توده متبلور و سفید رنگ‌گرانیتی‌بود وجود دارد (شکل ۶ ب)، که این واحد سنگی از سمت شرق و جنوب به صورت تدریجی به طبقات و واحدهای متاسوماتیتی تبدیل می‌شود. این قسمت، هم ارز توده گرانیتی زریگان در کوه دوزخ دره بوده و به صورت نفوذی‌های نیمه عمیق گسترش قابل توجهی در منطقه دارد (سامانی و لاری، ۱۳۶۶).

در شمال منطقه گرانیت‌ها تفکیک شده و آلتراسیون آرژیلیک و سیلیسی در آنها بخوبی با الگوریتم‌های مختلف بدست آمده است. در منتهی‌الیه جنوب شرقی منطقه مطالعه شده، رخنمون‌هایی از کنگلومرا با قلوه‌ها و تخته سنگ‌های کربناتی، ملات توفی-گدازه‌ای و لایه‌هایی از ماسه سنگ و کنگلومرای دانه ریز وجود دارد که از این محل تا سازند تاشک (Haghipour, 1977) قابل پیگیری است. سن کانی سازی اورانیوم (حدود ۵۵۰-۵۰۰ میلیون سال) نوید این را می‌دهد که این مرز نه تنها به عنوان مرز چینه شناسی، بلکه به عنوان مرز عطفی در رخدادهای پرکامبرین عمل نموده است (سامانی و لاری، ۱۳۶۶).

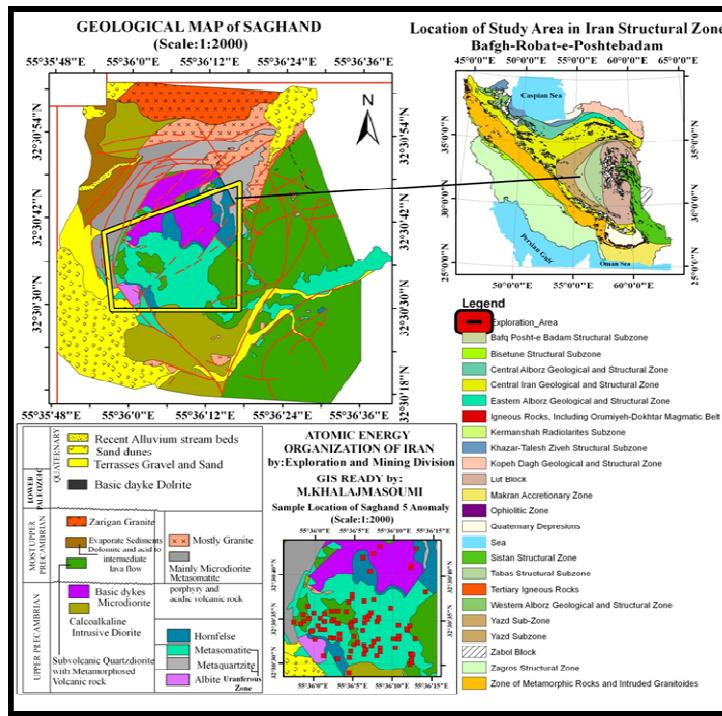
### خصوصیات داده‌های سنجنده ASTER

تصاویر ASTER، دارای سه باند مرئی و مادون قرمز نزدیک (VNIR)، با قدرت تفکیک مکانی ۱۵ متر، شش باند مادون قرمز طول موج کوتاه (SWIR)، با قدرت تفکیک مکانی ۳۰ متر و پنج باند مادون قرمز حرارتی (TIR)، با قدرت تفکیک مکانی ۹۰ متر می‌باشد. این شامل بخش مرئی، تا

شرقی روستای ساغند، جنوب معدن آهن چادرملو و در ۱۸۹ کیلومتری فرودگاه یزد، در جاده یزد-طبس قرار دارد و در حدود ۴۰ کیلومتری آن، مسیری خاکی به سمت روستای کویری و بسیار قدیمی ساغند قرار گرفته است و جاده فرعی از روستا تا آنومالی پنج ۳۰ کیلومتر می‌باشد (شکل ۱). با توجه به نقشه ۱:۲۰۰۰ تهیه شده (شکل ۲) در سازمان انرژی اتمی، (سامانی و لاری، ۱۳۶۶) بخش شمال غربی این آنومالی رخنمونی از سنگ‌های کربناته متبلور، طبقات گچ و سنگ‌های تبخیری با میان لایه‌های آذرآواری (توفی) و شیل و ماسه سنگ می‌باشد. در این مجموعه نفوذی‌های دایکی شکل از جنس دیباز وجود دارد و به صورت محلی تحت تاثیر فلدسپاتی شدن و در مواردی سرپانتینی شدن قرار گرفته‌اند. میان لایه‌هایی با ضخامت متفاوت از سنگ آهن چرتی قرمز رنگ و هماتیت - منیتیت در آن دیده می‌شود. پیگیری لایه شناسی به علت تکتونیک شدید منطقه مشکل بوده است. بخش عمده‌ای از این ناحیه پرتوزا، تحت تاثیر متاسوماتیسم قرار گرفته است. تعیین جنس و ویژگی‌های اولیه سازند میزان مشکل است، ولی به علت آنکه در بخش‌هایی از این آنومالی، واحدهای سنگ شناسی سالمی که کم و بیش ویژگی‌های اولیه خود را هنوز نشان می‌دهد، وجوددارد، می‌توان گفت که چرخه اول سنگ‌شناسی این آنومالی از طبقات بازالتی یا بالشتک‌های گدازه‌ای و قلوه‌های درشت شروع می‌شود که به سمت بالا به تدریج به طبقات آذرآواری و شیلی دارای میان لایه‌های منیتیت ختم می‌گردد. در فوچانی‌ترین بخش چرخه زیرین، لایه‌های بسیار نازک شیل و توف آهن‌دار وجود دارد که حکایت از شرایط رسوبگذاری آرام دارد. چرخه دوم با گدازه‌های حد واسطه تا اسیدی (ریولیتی) شروع می‌گردد، و به تدریج به طبقات

استخراج مدل ارتفاع رقومی زمین (DEM)، مورد استفاده قرار می‌گیرند. به طور کلی از این داده‌ها برای تفسیرهای مختلف زمین‌شناسی و محیطی وغیره، استفاده می‌گردد.

مادون قرمز حرارتی (از طول موج ۰/۵۲ تا ۱۱/۶۵ میکرومتر) را شامل می‌شود (Yamaguchi et al., 2001) (جدول ۱). این داده‌ها جهت تهیه نقشه‌های موضوعی از حرارت ساطع شده از سطح زمین شامل انعکاسی و انتشاری و همچنین



شکل ۲- نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۰۰۰ کل آنومالی پنج ساغند - (نهیه شده در سازمان انرژی اتمی ایران) (سامانی و لاری ، ۱۳۶۶) و موقعیت محدوده مورد مطالعه در زونهای ساختاری ایران

جدول ۱- خصوصیات عمومی سنجنده استر (Yamaguchi et al., 2001)

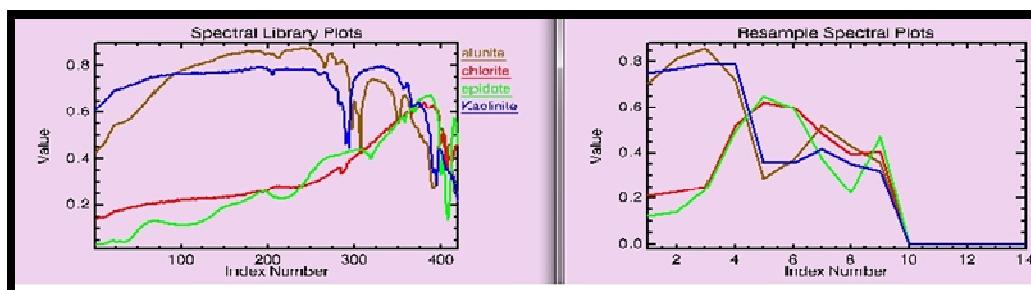
Subsystem	Band No.	Spectral Range ( $\mu\text{m}$ )	Radiometric Resolution	Absolute Accuracy ( $\sigma$ )	Spatial Resolution	Signal Quantization Levels
VNIR	1	0.52 - 0.60	NE $\Delta p \leq 0.5\%$	$\pm 4\%$	15 m	8 bits
	2	0.63 - 0.69				
	3N_3B	0.78 - 0.86				
SWIR	4	1.600 - 1.700	NE $\Delta p \leq 0.5\%$	$\pm 4\%$	30 m	8 bits
	5	2.145 - 2.185				
	6	2.185 - 2.225				
	7	2.235 - 2.285				
	8	2.295 - 2.365				
TIR	9	2.360 - 2.430	NE $\Delta T \leq 0.3\text{ K}$	$\leq 3\text{K}(200-240\text{K})$ $\leq 2\text{K}(240-270\text{K})$ $\leq 1\text{K}(270-340\text{K})$ $\leq 2\text{K}(340-370\text{K})$	90 m	12 bits
	10	8.125 - 8.475				
	11	8.475 - 8.825				
	12	8.925 - 9.275				
	13	10.25 - 10.95				
	14	10.95 - 11.65				

پیش پردازش تصاویر ماهواره‌ای

## روش‌های پردازش داده‌های ASTER برای تعیین مناطق دگرسانی

در راستای معرفی نمودار طیفی مرجع به هریک از روش‌های طبقه‌بندی طیفی که در ادامه مطرح خواهد شد و با در نظر گرفتن وضعیت سنگ شناسی و زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه، نوع کانی‌های شاخص از کتابخانه USGS انتخاب گردید و نمودار طیفی آن‌ها مشخص شد و جهت انجام آنالیز طیفی، استفاده از منحنی بازتاب طیفی کانی‌های مذبور، در کتابخانه طیفی USGS، ENVI، و نمونه‌گیری مجدد نمودن آنها به دامنه (Clark et al., 2003). عملیات نمونه‌گیری مجدد به مفسر این امکان را خواهد داد تا باندهایی که در آن‌ها بازتاب (Prediction Bands) و جذب (Model Bands) طیفی برای یک کانی مشخص صورت گرفته است، مشخص نموده و متناسب با نوع روش آنالیز طیفی به عنوان ورودی به نرم افزار معرفی نماید (شکل ۳).

تصاویری که توسط سنجنده ماهواره‌ای تهیه می‌گردد دارای خطاهای مختلفی هستند، به نحوه‌ی تغییر و تبدیل یک تصویر در سنجش از دور به گونه‌ای که دارای مقیاس و سیستم تصویر بشود، تصحیحات هندسی گفته می‌شود، که تصحیحات UTM، در این تصویر (تصویر در سیستم Zone 40 شمالی و سیستم بیضوی WGS1984 مختصات دار شد) اعمال شد. تصحیحات رادیومتریک، (به منظور تصحیح خطاهای ایجاد شده حاصل از اثرات جوی، توپوگرافی و اثر حساسیت سنجنده) و یکپارچه سازی تصاویر، Layer Stacking، (یکی‌کردن باندهای Yamaguchi و VNIR و SWIR) (et al., 2001) برای تصحیح خطاهای موجود در تصویر اعمال شد. تصویر استر به صورت Stacking شده با پیکسل سایز ۱۵ متر (PS=15m) در ترکیب باندهای مختلف برای شناسایی آلتراسیون‌ها و ساختارهای مورد نظر، مورد ارزیابی قرار گرفت (ERDAS field guide, 2003).



شکل ۳- منحنی بازتاب طیفی کتابخانه ENVI و نمونه گیری مجدد شده آن به باندهای ASTER

MF (Matched ) Prediction) SAM (Spectral Angle Filtering و نسبت باندی (Mapper) (Sabins, 1999) و تفسیر بصری با ترکیب باندی‌های متفاوت می‌باشند. در ابتدا مروری بر نحوه عملکرد هر

دگرسانی‌های مرتبط با کانی زایی مواد رادیو اکتیو (اورانیوم و توریوم) در منطقه مورد بررسی، که در بالا ذکر شد با الگوریتم‌های مختلف مورد پردازش قرار گرفتند. روش‌های مورد استفاده برای استخراج پهنه‌های دگرسانی، شامل روش‌های آنالیز طیفی LS-Fit (Linear Band

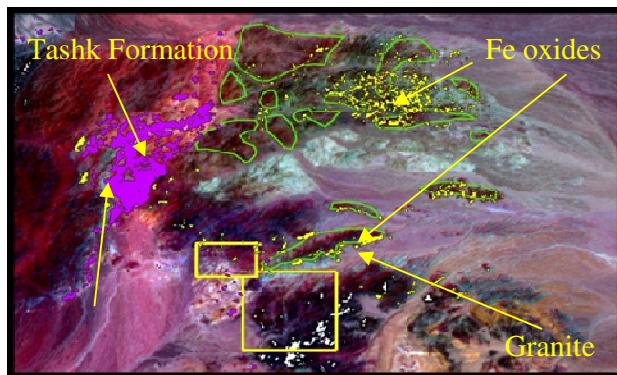
دهنده اختلاف باند مذکور با سایر باندها می‌باشد. از تصویر Residual می‌توان جهت بارزسازی و استخراج عوارض مشخص استفاده نمود. هریک از کانیهای شاخص با اعمال الگوریتم موجود، تصویری حاصل می‌گردد که در آن مکانهای هدف به رنگ سیاه دیده می‌شوند. که در ادامه لازم است ابتدا یک طبقه بندی نظارت نشده (ISODATA) با دو کلاس بر روی آن اعمال شود تا لایه ای باینری با ارزش ۱ برای مناطق هدف تهیه گردد. در ادامه یک فیلتر بیشینه - کمینه با پنجره  $3 \times 3$  یا  $5 \times 5$  مناسب با میزان و پراکندگی مناطق تک پیکسل اعمال شده و حاصل کار به برداری تبدیل خواهد شد که برای عملیات تلفیق و تصمیم گیری مناطق پتانسیل دار به کار می‌رود. نتایج حاصل از این روش در آنومالی پنج ساغند و محیط اطراف آن به این صورت بوده است که این روش برای تشخیص آتراسیونهای اکسید آهن نسبت به بقیه روش‌ها بهتر جواب داده است؛ اکسیدهای آهن با توجه به بازدیدهای صحراوی که در شمال آنومالی پنج دیده شده بود با نتایج حاصل از دورسنجی مطابقت داشته است (شکل ۴).

روش صورت خواهد گرفت و بعد از آن نتایج مربوط به هر روش ارائه خواهد شد.

### روش پیش‌بینی خطی باند Band Prediction)

در روش LS-Fit، چنانچه در یک رگرسیون خطی فرکانس‌های بالا (جذب) و فرکانس‌های پایین (بازتاب) را که شکل دهنده روند می‌باشند، داشته باشیم و به آن یک چند جمله‌ای برازش نموده و نتیجه را از کل روند کسر کنیم، تنها فرکانس‌های بالا (جذب) باقی می‌مانند و تصویری تولید می‌گردد که تنها جذب دارد. لازم به ذکر است که در این روش بایستی محدوده جذب و دو شاخه اطراف آن را داشته باشیم؛ به عبارت دیگر الگوریتم LS-Fit با استفاده از روش پیش‌بینی خطی باند و به کارگیری حداقل مربعات، به پیش‌بینی یک باند بر اساس سایر باندها می‌پردازد. خروجی این الگوریتم دو باند می‌باشد که عبارتند از: Prediction Image و Residual Image.

تصویر Prediction چون بر اساس پیش‌بینی سایر باندها است، بیشترین شباهت را با سایر باندها دارا می‌باشد. اما در مقابل تصویر Residual چون خطای پیش‌بینی است، نشان

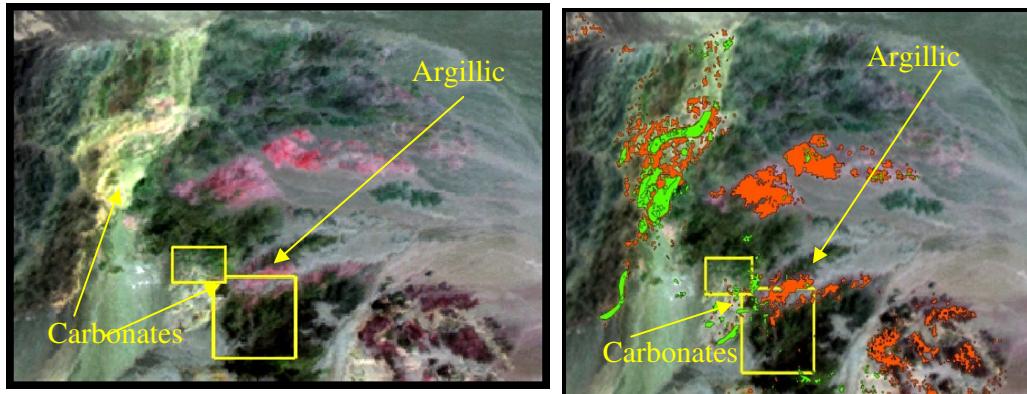


شکل ۴- نتایج حاصل از اعمال الگوریتم LS-Fit در مورد آتراسیون اکسید آهن و گرانیت‌های تفکیک شده با حاشیه سبز مشخص‌اند.

بعدی تکرار نخواهیم کرد. نتایج حاصل از این روش به این صورت بوده است که این روش برای بازسازی آلتراسیون پروپلتیک (اپیدوت و کلریت) بارزسازی آلتراسیون اصلی در منطقه متاسوماتیسم شده بوده است و با روش دورسنجی به خوبی نتیجه داده است، کربنات‌ها، آرژیلیک و کانی آلبیت (شکل ۷) موفق بوده است. در روش ترکیب باندی ۴۶۸ با تفسیر بصری، آلتراسیون‌های آرژیلیک و کربناتی با روش مطابقت دارد، که در این ترکیب آلتراسیون کربناتی به رنگ زرد تا سفید و آلتراسیون آرژیلیکی به رنگ صورتی تا قرمز رنگ دیده می‌شوند، که در شکل ۵ ب میتوان آن را دید. ویژگی اصلی این الگوریتم، طبقه بندی بهتر عوارضی است که در تصویر پراکنده بوده و در روش‌های معمول طبقه بندی در کلاس‌های دیگر تلفیق می‌شوند.

### روش فیلتر گذاری انطباقی Matched Filtering (MF)

روش فیلتر گذاری انطباقی، یک روش طیفی بخشی بدون تداخل است، که اهداف آن، مشخص کردن کلاس‌های طیفی شناخته شده مطلوب است که زمینه را حذف می‌کنند (Bedini, 2007 و Schott, 2011). این روش با استفاده از Endmember های تعریف شده توسط کاربر، پاسخ Endmember های معلوم را افزایش داده و مانع پاسخ زمینه می‌شود. این روش وسیله‌ای سریع برای شناسایی مواد خاص بر اساس تطبیق Endmember های منحنی بازتاب طیفی با تصویر می‌باشد. با اعمال الگوریتم موجود، تصویری حاصل می‌گردد، که در آن مکان‌های هدف به رنگ سفید دیده می‌شوند، که ادامه روش کار از ایجاد یک طبقه بندی نظارت نشده است دقیقاً به مانند روش فوق (روش LS-Fit) تکرار خواهد شد و دیگر آن را در روش‌های



شکل ۵- (الف) نتایج حاصل از اعمال الگوریتم MF در مورد آلتراسیون آرژیلیک و کربنات‌ها و شکل (ب) با تفسیر بصری RGB:468 که هر دو روش با هم هم پوشانی دارند.

Kruse et al., 1993). الگوریتم مورد استفاده در SAM شباهت طیفی را از طریق محاسبه زاویه بین دو طیفی که آنها را به عنوان بردارهایی در فضای  $n$  بعدی در نظر می‌گیرد، محاسبه می‌کند. زاویه کم بین دو طیف نشانگر شباهت زیاد و زاویه زیاد بین دو طیف نشانگر شباهت کم

### روش نمایشگر زاویه طیفی Spectral Angle Mapper (SAM)

یکی از روش‌های موثر در طبقه بندی داده‌های ماهواره‌ای، روش تهیه نقشه با استفاده از زاویه طیفی بین بردار داده‌های طیفی مرجع (تهیه شده در آزمایشگاه، روی زمین و یا داده‌های ماهواره‌ای) و بردار داده‌های تصویر ماهواره‌ای می‌باشد

های گرمابی، تعیین شاخص پوشش گیاهی و آشکار نمودن تفاوت میان ویژگی های بازتاب طیفی از سنگ ها و خاک های اطراف آنها بهره برد (Yamaguchi et al., 1998). لذا، در استخراج آلتراسیون های سیلیسی، از نسبت باندی Sabins, 13/12 و 12/13 نیز استفاده شد، (Sabins, 1999) که نسبت به روش های فوق، بهترین جواب را داد، البته تمام مناطق دگرسان شده استخراج شده برای این آلتراسیون (سیلیسی) و آلتراسیون های دیگر، نیاز به چک صحرایی دارد. برای تشخیص آلتراسیونهای اکسید آهن (شکل ۹) نیز از نسبت باندی 2/1 و 3/1 استفاده شد. (شکل ۸ ب) همچنین از نسبت باندی برای شناسایی اپیدوت ها و کربناتها استفاده شد که با روش طیفی فوق جواب خوبی داده است. نسبت باندی مورد استفاده برای اپیدوت ها ۶+۹/۷+۸ و برای کربنات ها ۷+۹/۸ بوده است.

### جداسازی خطواره‌ها

وضعیت تکتونیکی منطقه، یکی از مهم ترین و شاید اولین معیار برای پی‌جویی یک ماده معدنی و انتخاب مناطق مناسب جهت اکتشاف در مقیاس جهانی و کشوری می‌باشد. بسیاری از نهشته‌های معدنی و کانه‌زایی‌های انجام شده و تمرکز این کانه‌زایی‌ها در ارتباط با تکتونیک منطقه می‌باشد. ساختارهای (خطواره‌ها، گسل ها و ساختارهای حلقوی) منطقه نقش بسیار مؤثری در بالا آمدن ماقماهای کانه‌زا دارند و به عبارتی روند کانی‌سازی را تعیین و کنترل می‌کنند؛ درواقع گسل ها، محل مناسبی برای جایگیری مواد معدنی به شمارمی روند. از بهترین راه های مشاهده ساختارها، پردازش تصاویر ماهواره‌ای می‌باشد. تجربه نشان داده است که بسیاری از دگرسانیهای مهم، در محل تقاطع گسل ها و یا ساختارهای

می باشد. خروجی الگوریتم SAM، برای هر پیکسل، یک فاصله زاویه‌ای بین دو طیف می‌باشد که با واحد رادیان بیان می‌شود؛ با اعمال الگوریتم موجود، تصویری حاصل می‌گردد که در آن مکان‌های هدف به رنگ سیاه دیده می‌شوند. ادامه روش کار از ایجاد یک طبقه بندی نظارت نشده است، دقیقاً به مانند روش فوق (روش LS-Fit) تکرار خواهد شد و دیگر آن را در روش‌های بعدی تکرار نکردیم. این روش برای هیچ کدام از آلتراسیون‌های موجود در منطقه جواب منطقی و درستی ارائه نداد. احتمالاً به این دلیل که برای هر پیکسل، یک فاصله زاویه‌ای بین دو طیف برای کانی مشخص نتوانسته پیدا کند.

### روش نسبت باندی (Band Ratio)

یکی از روش‌های رایج در پردازش تصاویر ماهواره‌ای، روش نسبت باندی (Sabins, 1999) است. این روش، شامل تقسیم کردن دو باند بر همدیگر است. باندی که میزان بازتابش از هدف مورد بررسی در آن بیشتر است، در صورت و باند دیگر که پدیده جذب برای همان هدف در آن بالاتر است، در مخرج قرار می‌گیرد. با به کارگیری این روش، می‌توان اثرات توپوگرافی و سایه ها را در تصویر کاهش داد (Hewson et al., 2001) و اختلاف بین درجات روشنایی را آشکار کرد، و نیز برای جدا کردن مرز واحدهای سنگی و تشخیص سنگ‌ها به کار می‌رود (Rouskov et al., 2005). ویژگی‌های بازتابی پدیده‌های مختلف، از روی نمودار طیفی آنها در کتب مرجع و البته کتابخانه طیفی خود نرم افزار، موجود و قابل بررسی است و بر اساس همین ویژگی‌ها تصمیم به استفاده یا عدم استفاده از این روش گرفته می‌شود. از این روش می‌توان برای تهیه نقشه زمین‌شناسی، جدایش واحدهای سنگی و دگرسانی

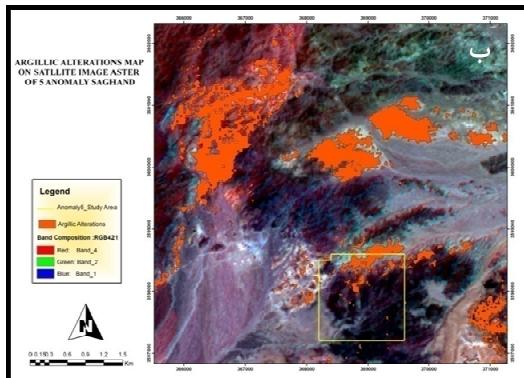
MF در محدوده و حتی در گرانیت‌های (شکل ۶ ب) موجود در شمال آنومالی پنج به خوبی جواب داده است. آلتراسیون کربناتی با روش MF و نسبت باندی  $7+9/8$  به خوبی نتیجه داده است؛ (شکل ۸ الف). همچنین در شناسایی آلتراسیون آرژیلیک و کربناتی از روش تفسیر بصری استفاده شد، که در این ترکیب آلتراسیون کربناتی به رنگ زرد تا سفید و آلتراسیون آرژیلیکی به رنگ صورتی تا قرمز رنگ دیده شدند. (شکل ۵) آلتراسیون آرژیلیک بیشتر در ارتباط با واحدهای گرانیتی می‌باشد. در آلتراسیون پروپلیتیک از تمام روش‌های فوق استفاده شد و روش MF و روش نسبت باندی  $6+9/7+8$  در تفکیک این آلتراسیون مناسب بود و جواب مثبت داد. (شکل ۱۰ و ۱۱). آلتراسیون‌های پروپلیتیک بیشتر بر روی واحدهای شیست و کلریت شیست مربوط به سازند تاشک و منطقه متاسوماتیسمی در آنومالی پنج و گرانیت ها به خوبی مشخص شد. در استخراج آلتراسیون‌های سیلیسی هم باز از روش‌های فوق که در بالا ذکر شد استفاده گردید، ولی نسبت باندی  $13/12$  و  $12/13$  بهترین جواب را داد؛ البته تمام مناطق دگرسان شده استخراج شده برای این آلتراسیون (سیلیسی) (شکل ۱۱ ب) و آلتراسیون‌های دیگر نیاز به چک صحراي دارد. آلتراسیون‌های اکسید آهن نیز با روش LS-Fit و نسبت باندی  $3/1$  و  $2/1$  بهترین نتیجه را داد (شکل ۸ ب و شکل ۹). کانی سازی اورانیوم، توریوم و عناصر نادر خاکی در این منطقه عمدها از نوع هیدروترمالی و متاسوماتیسم وابسته به توده‌های نفوذی منطقه می‌باشد، که در بخش شمالی منطقه مورد مطالعه، رخنمون نسبتاً وسیعی از توده متابلور و سفید رنگ گرانیت‌وئید وجود دارد، که این واحد سنگی از سمت شرق و جنوب به صورت تدریجی به طبقات و واحدهای

حلقوی رخ داده است. بنابراین شناخت و ترسیم آنها در تصویر ماهواره‌ای، کمک قابل توجهی به اکتشاف پتانسیلهای معدنی خواهد کرد. تفکیک ساختارهای منطقه از دیدگاه دورسنجی، مستلزم دارا بودن تصویری است که به خوبی تغییرات واحدهای سنگی را نشان دهد. این تغییرات میتواند جابجایی واحدها، تغییرات شکل واحدها، قطع شدن یک واحد به وسیله واحدی دیگر و غیره باشند. جداسازی ساختارها با روش تفسیر چشمی تصاویر صورت گرفت در این روش از نقشه های زمین‌شناسی با مقیاس  $1:100000$  (زمان آباد) به عنوان راهنمای استفاده شد؛ البته باید توجه داشت که این نقشه‌ها تنها میتوانند ما را در شناسایی بعضی از ساختارها راهنمایی نمایند و از منطقه و ساختارهای آن به ما یک دید کلی دهند و هیچگاه نمی‌توان با اطمینان کامل و با استناد بر این نقشه‌ها ساختارها را جدا سازی نمود. در این روش با استفاده از ترکیب رنگی  $741$  و  $742$  (Chica-Olmo and abarca, 2002) RGB: تصویری ایجاد گردید، که ساختارهای موجود در منطقه و روند ساختارها و واحدهای لیتولوژی را به خوبی نشان می‌دهد (شکل ۱۲ الف).

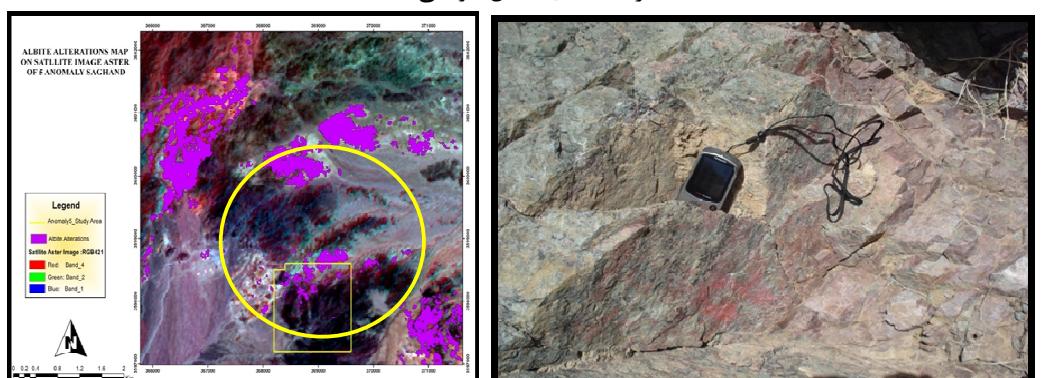
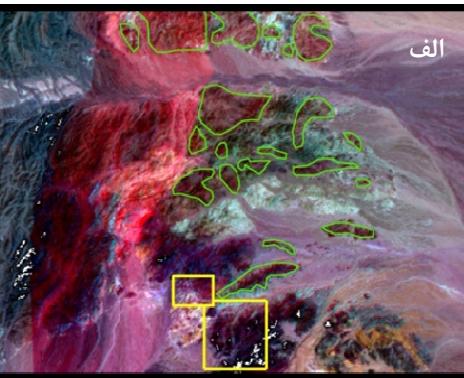
### نتایج حاصل از تلفیق الگوریتم های استخراج مناطق دگرسان شده و خطواره ها

در بررسی‌های استخراج مناطق دگرسان شده برای آلتراسیون‌های آنومالی پنج ساغند در ارتباط با کانی سازی اورانیوم و توریوم (آرژیلیک، پروپلیتیک، کربنات، سیلیسی، اکسید آهن و کانی آلبیت) از الگوریتم‌های مختلف، نسبت‌های باندی و تفسیر بصری با ترکیب باندی مختلف استفاده شد. مقایسه الگوریتم‌های مختلف نشان می‌دهد که: آلتراسیون آرژیلیک، (شکل ۶) و آلبیتی شدن (شکل ۷) و از میان روش‌های ذکر شده، روش

می شوند . دو گسل عمده و اصلی در بالا و پایین سازند تاشک قرار گرفته که عملکرد این دو گسل باعث شده که گسلهای ریز و فراوانی در این سازند به وجود آید، که خود نشان دهنده تکتونیک فعل منطقه می باشد و گسلها اغلب با مناطق آلتراسیون شناسایی شده مطابقت دارند؛ با توجه به اینکه در سازند تاشک و در اطلاعات زمین شناسی، اپیدوت و کلریت وجود دارد، آلتراسیون پروپولیتیک (اپیدوت و کلریت) در پردازش تصاویر به خوبی نشان داده شده است. شکل ۱۲ ب نتایج حاصل از تلفیق همه آلتراسیون‌ها و ساختارها در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج کانسار ساغند را نشان می دهد.



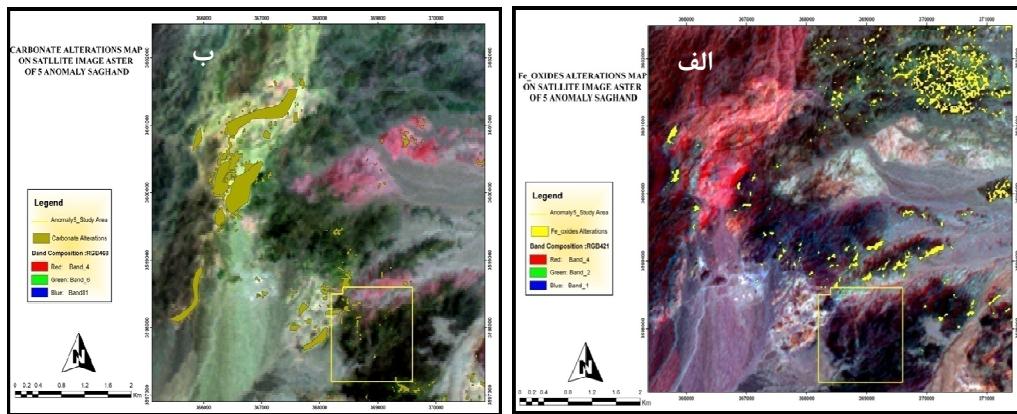
شکل ۶ الف- پراکندگی مناطق با آلتراسیون آرژیلیکی در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند- ب- جداسازی گرانیت های شمال آنومالی ۵



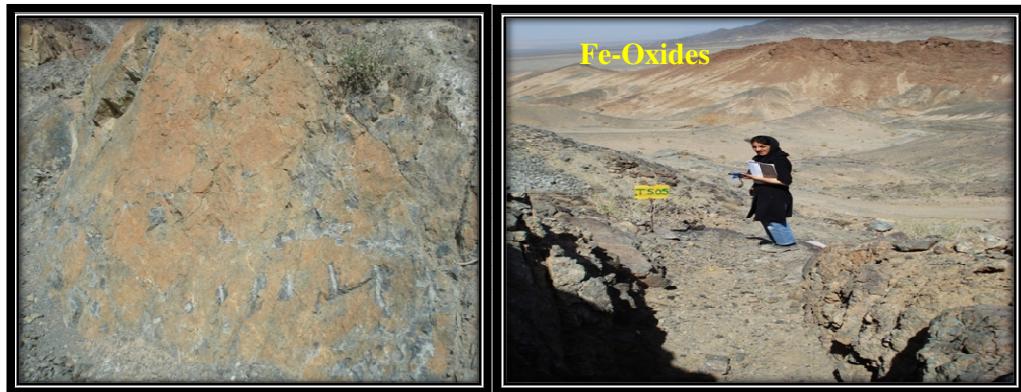
شکل ۷- پراکندگی مناطق با سوسوریتی شده (آلبیت) در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند و مناطق دارای آلبیت گوشتشی رنگ، که کانی سازی اورانیوم در آنها صورت گرفته و درصد cps بالایی را از نظر رادیواکتیویته بودن نشان می دهد.

متاسوماتیتی تبدیل می شود؛ مانگماتیسم قلیابی سبب پدیده متاسوماتیسم و ایجاد انواع سنگی بوده و محلول های همراه که غنی از سدیم و کربنات بوده توансه است عناصر فلزی را از سنگ های میزبان (در آنومالی پنج سنگ های آذرآواری، دیابازها، گرانیتها و گابریوها) با خود حمل نموده و به فراخور شرایط ژئوشیمیایی در میدان پایداری هر یک مستقل ابر جای گذارد؛ اورانیوم بصورت کمپلکس سدیم و کربنات و در حالت اکسیدان (۶ ظرفیتی) حمل و در برخورد محلول های گرمایی با کانی ها و عناصر احیا کننده، نظیر آمفیبیول و سولفور ها و منیتیت به صورت کانیهای چهار ظرفیتی اورانیوم، در میزبان های مختلف نهشته

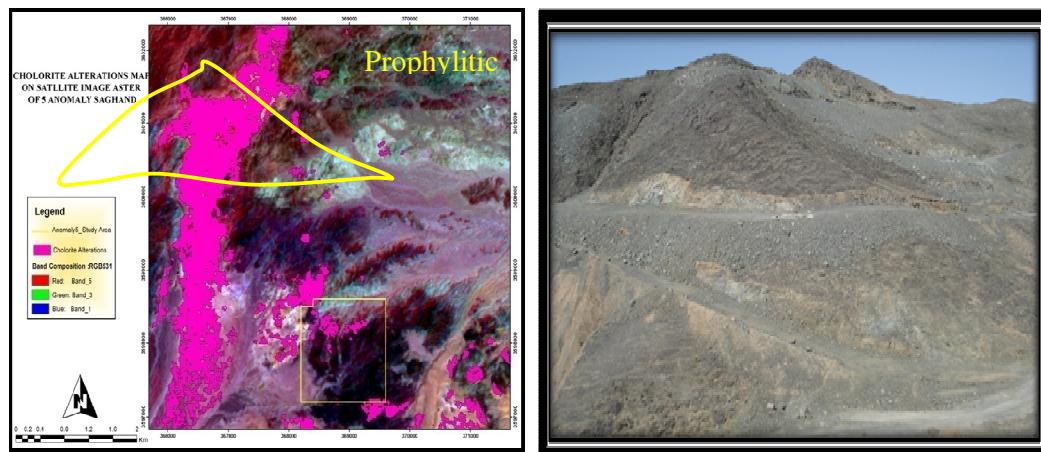
الف



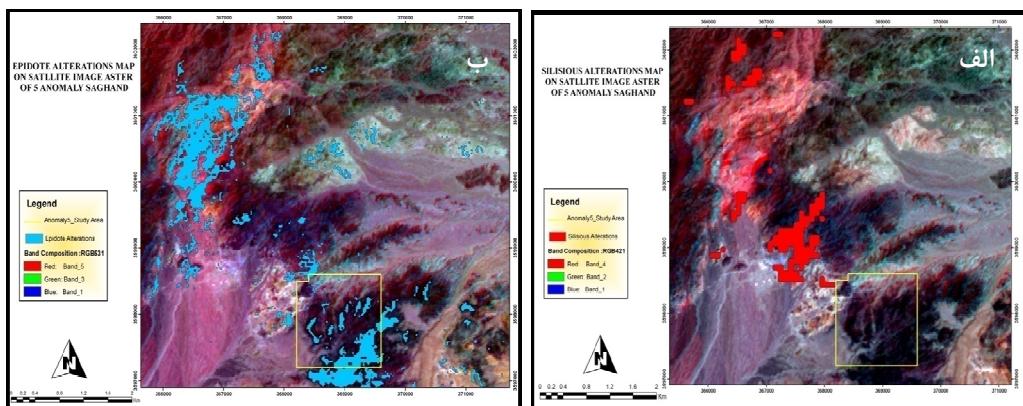
شکل ۸- (الف) پراکندگی مناطق با آلترازیون کربناتی در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند (ب) پراکندگی مناطق با آلترازیون اکسید آهن



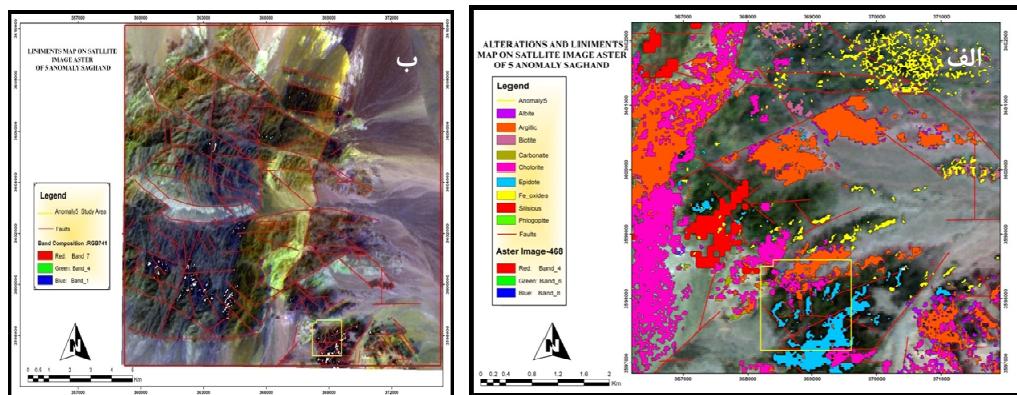
شکل ۹- پراکندگی مناطق با آلترازیون اکسید آهن در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج کانسار ساغند و محدوده های اطراف آن که بیشترین مقدار اکسید های آهن در شمال آنومالی پنج در منطقه ای که گرانیتها رخمنون داشته اند دیده می شود.



شکل ۱۰- پراکندگی مناطق با آلترازیون پروپلیتیک (به طور شاخص تفکیک کلریت)، در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند



شکل ۱۱- (الف) پراکندگی مناطق با آلتراسیون پروپولیتیک (به طور شاخص تفکیک اپیدوت‌ها) در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج کانسار ساغند (ب) پراکندگی مناطق با آلتراسیون سیلیسی در محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند



شکل ۱۲- (الف) نمایش خطواره‌ها بر روی محدوده مورد مطالعه بر روی تصویر ماهواره‌ای ASTER با ترکیب باندی RGB:741 (ب) نمایش کل آلتراسیون‌ها و خطواره‌ها بر روی تصویر ASTER محدوده مورد مطالعه از آنومالی پنج ساغند

علوی پناه ، س. ک.، ۱۳۸۵. کاربرد سنجش از دور در علوم زمین، انتشارات دانشگاه تهران، ۳۸۶ ص.

زاهدی، م.، فرزین، م.، ۱۳۸۶. پردازش و تصویر تصاویر ماهواره‌ای برگه‌های ۱:۲۵۰۰۰ آبدوغی و راور و طبس، سازمان اتریزی اتمی ایران.

- Chica-Olmo, M., and Abarca, F., 2002. Development of a Decision support system based on remote sensing and GIS techniques for gold-rich area identification in SE Spain. International Journal of Remote Sensing, v.23, 22, p. 4801-4814.

-Clark, R. N., and Swayze, G. A., 1995. Mapping minerals, amorphous

## منابع

-سامانی، ب.، طالع زاده لاری، ی.، ۱۳۶۶. گزارش فاز اول طرح اکتشاف اورانیوم در آنومالی پنج ناحیه ساغند (ایران مرکزی)، سازمان ارثی اتمی ایران واحد اکتشاف، گزارش داخلی، شماره ۲۲۵ه.

-ERDAS IMAGIANE., 2003. ERDAS Field Guide™, Fifth Edition, Revised and Expanded, ERDAS®, Inc., Atlanta, Georgia.

Bedini, E., 2011. Mineral mapping in the Kap Simpson complex, central East Greenland using HyMap and ASTER remote sensing data, Advances in Space Research, v.47 , p. 60–73.

- Barloon, P.J., and Goetz, A.F.H., 1993. The Spectral Image Processing System (SIPS) –interactive visualization and analysis of imaging spectrometer data. *Remote Sensing Environment.* v. 44, p.145–163.
- Haghipour A.,1977. Geological map of Posht-e-Badam area. Geological Survey Iran.
- Hewson, R.D., Cudahy, T.J., and Hunting, J.F., 2001. Geologic and alteration mapping at Mt Fitton, S Australia, using ASTER satellite-borne data. *IEEE*, p.724–726.
- Rouskov, K., Popov, K., Stoykov, S., and Yamaguchi, Y., 2005. Some applications of the remote sensing in geology by using of ASTER image. In: Scientific Conference "SPACE, ECOLOGY, SAFETY", P. 167- 173.
- Sabins, F.F., 1999. Remote sensing for mineral exploration, *Ore Geology Reviews*, v. 14, p.157– 183
- Schott, J.R., 2007. Remote sensing, The Image Chain Approach. Second ed.Oxford University Press, New York, 688p.
- Yamaguchi, Y., Kahle, A.B., Tsu, H., Kawakami, T., and Pniel, M., 1998. Overview of advanced space borne thermal emissioh and reflection radiometer (aster), *IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing*, v. 36,p. 1062-1071.
- Yamaguchi, Y., Fujisada, H., Tsu, H., Sato, I., Watanabe, H., Kato, M., Kudoh, M., Ahlc, A.B., and Pnicl, M., 2001. Aster early image evaluation, *Advance. Space Research.*, v. 28 (1), p. 69-76.
- materials, environmental materials, vegetation, water, ice, and snow, and other materials: The USGS Tricorder Algorithm: in *Summaries of the Fifth Annual JPL Airborne Earth Science Workshop*, JPL Publication, v. 95(1), p. 39 - 40.
- Clark, R. N., Gallagher, A. J., and Swayze, G. A., 1990 . Material absorption band depth mapping of imaging spectrometer data using the complete band shape least-square algorithm simultaneously fit to multiple spectral features from multiple materials: in *Proceedings of the Third Airborne Visible/Infrared Imaging Spectrometer (AVIRIS) Workshop*, JPL Publication 90-54, p. 176 - 186.
- Clark, R. N., Swayze, G. A., and Gallagher, A., 1992 . Mapping the mineralogy and lithology of Canyonlands, Utah with imaging spectrometer data and the multiple spectral feature mapping algorithm: in *Summaries of the Third Annual JPL Airborne Geoscience Workshop*, JPL Publication 92-14, v. 1, p. 11-13.
- Clark, R. N., Swayze, G. A., Gallagher, A., Gorelick, N., and Kruse, F. A., 1991 . Mapping with imaging spectrometer data using the complete band shape least squares algorithm simultaneously fit to multiple spectral features from multiple materials: in *Proceedings, 3rd Airborne Visible/Infrared Imaging*
- Clark, R.N., Swayze, G.A., Wise, R., Livo, K.E., Hoefen, T.M., Kokaly, R.F., and Sutley,A., 2003. S.J. USGS Digital Spectral Library splib05a. USGS Open File Report 3-395.
- Kruse, F.A., Lefkoff, A.B., Boardman, J.W., Heidebrecht, K.B., Shapiro, A.T.,