



دانشگاه بیرجند

فصلنامه زمین ساخت

زمستان ۱۴۰۰، سال پنجم، شماره ۲۰

doi [10.22077/JT.2022.3067.1049](https://doi.org/10.22077/JT.2022.3067.1049)

بررسیهای دورسنجی و ژئوشیمیایی به منظور بازسازی نقش عناصر ساختاری در الگوی توزیع عناصر مرتبط با ذخایر مس پورفیری با مطالعه موردی کهنگ

مریم فرمهینی فراهانی

گروه زمین شناسی، واحد کرج، دانشگاه آزاد اسلامی، کرج، ایران

تاریخ دریافت: ۱۳۹۸/۱۰/۲۴
تاریخ پذیرش: ۱۴۰۱/۰۶/۲۷

چکیده:

ذخایر مس و مولیبدن پورفیری در کمریندهای متالوژنی، متعاقب نفوذ سیالات گرمابی مستعد در راستای ساختارهای تکتونیکی ثانویه ایجاد می‌شوند. از این‌رو در این تحقیق به منظور تshan دادن نقش و اهمیت این کترل کننده‌های ساختاری در تشکیل ذخیره و نحوه توزیع سیالات کانه‌زا، به موازات بررسی های پتروگرافی و ژئوشیمیایی از روش‌های متنوع دورسنجی استفاده شد بدین منظور در مطالعه موردی معدن مس کهنگ ابتدا با کمک تصاویر دورسنجی، گسلهای اصلی و ریز ساختارهای تکتونیکی موثر بر نحوه توزیع عناصر مرتبط با معدن بازشدن همچنین با بررسی نتایج آنالیز ۱۷۴ نمونه از حاکه‌ای بر جای منطقه حضور چهار پاراژنر ژئوشیمیایی در هاله‌های ثانویه محدوده معدنی تشخیص داده شد. نحوه گروه‌بندی عناصر و مقادیر حاصل از نسبت هاله‌های مرکب مربوط به افق‌های مختلف بیانگر تطابق توزیع محوری با راستای قائم بود که این مسئله خود نشانگر نقش گسلهای با شبیه تند در توزیع سیال کانه‌زا در منطقه است بطوریکه عناصر کانساری مس و مولیبدن بیشترین تمرکز را در مرکز سیستم و عناصر فوق کانساری در راستای گسل‌های طی و در حاشیه منطقه نشان می‌دهند از طرفی حضور قابل توجه در زهه‌ها و ریز ساختارهای تکتونیزه در قسمت غربی شرایط را برای تاثیر عوامل کانه‌زا و همچنین فرسایش، مستعد نموده بطوریکه شاهد تمرکز بیشتر آنمالی‌های عنصر عمقی تر مولیبدن نسبت به مس در نیمه غربی هستیم این مسئله برای پاراژنر ژئوشیمیایی عناصر سرب و روی نسبت به آرسنیک و آنتیموان نیز صادق است نتایج حاصله، در کنار مسئله تبعیت نواحی آنمالی از عناصر ساختاری، میان شبیه تند گسل‌ها در عمق است.

کلیدواژه‌ها: کترل کننده‌های ساختاری، گسل‌ها، پاراژنر ژئوشیمیایی، دورسنجی، کانسار مس کهنگ



Remote sensing and geochemical investigations to highlight the role of structural elements in the distribution pattern of elements related with porphyry copper deposits with a case study Kahang

Maryam Farmahini Farahani

Department of Geology, Karaj Branch, Islamic Azad University, Karaj, Iran

Abstract

Porphyry copper and molybdenum deposits in metallogenic belts are formed following the infiltration of susceptible hydrothermal fluids in the direction of secondary tectonic structures. Therefore, in this study, in order to show the role and importance of these structural controllers in the formation of storage and distribution of mineralizing fluids, in parallel with petrographic and geochemical studies, various Remote sensing methods were used. For this purpose, in the case study of Kahang copper mine, first, with the help of telemetry images, the main faults and tectonic microstructures affecting the distribution of elements related to the mine were revealed. Also, by examining the results of analysis of 174 soil samples in the region, the presence of four geochemical paragenesis in the secondary halos of the mineral block was detected. The way of grouping the elements and the values obtained from the ratio of compound halos related to different horizons indicated the correlation of the axial distribution with the vertical direction. This indicates the role of steeply sloping faults in the distribution of mineralizing fluid in the region as copper and molybdenum deposit elements show the highest concentration in the center of the system and super-deposit elements in the direction of faults and in the periphery of the region. On the other hand, the significant presence of tectonized joints and microstructures in the western part has prepared the conditions for the impact of mineralizing factors as well as erosion. As we see more concentrated anomalies of deeper element molybdenum than copper in the western half. This is also true for the geochemical paragenesis of lead and zinc elements relative to arsenic and antimony. The results, along with the problem of adherence of anomalous areas to structural elements, show the steep slope of deep faults.

Key words: Structural controllers, faults, geochemical paragenesis, remote sensing, Kahang copper deposit

*Email: mffarahani@yahoo.com

Tel: +989127150594



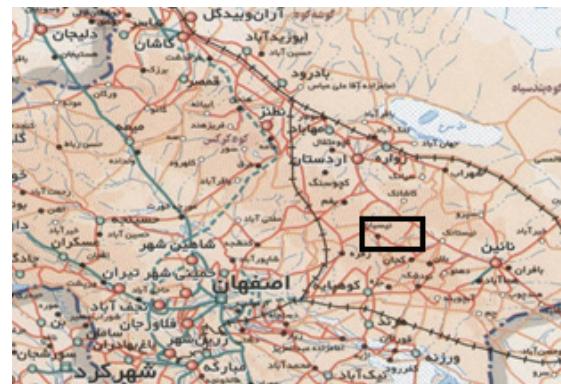
مقدمه

قسمت های مرکزی سن واسیدیته سنگ ها در حال تغییر است (فرمہنی فراهانی، ۱۳۹۳) گدازه های آندیسی با سن اوسن قدیمی ترین واحد سنگی اندیس کهنگ (اسدی هارونی، ۱۳۸۵) عمدتاً در حاشیه محدوده اکتشافی قرار داشته و تحت تاثیر دگرسانی پروپلیتیک واقع شده اند. در قسمتهای داخلی تر منطقه واحدهای آندزیست پورفیری حضور دارند و بعد از آن سنگهای آتشفسانی برشی شده با سن میوسن پایینی دیده می شود. در قسمتهای داخلی تر واحد داسیت پورفیری را داریم که از لحاظ سنی در حد میوسن میانی است و نهایتاً در مرکزی ترین قسمتهای محدوده اکتشافی کهنگ توده های نفوذی نیمه عمیق میکرو دیوریت و کوارتز مونزونیت مشهود است.

این واحدهای سنگی با سن میوسن بالایی جوان ترین واحدهای سنگی منطقه محسوب می شوند (اسدی هارونی، ۱۳۸۵) و مانند دیگر واحدهای مذکور تحت تاثیر دگرسانی قرار گرفته اند.

محدوده کهنگ یک منطقه آلترا شده و تکتونیزه بوده بطوریکه حدود ۹۰٪ سنگهای این محدوده تحت تاثیر سیالات هیدرولیکال به مقدار کم تازیاد دگرسان شده اند. وسعت قابل توجه آلتراسیون در محدوده مطالعاتی میین حجم بالای سیالات گرمابی، عناصر ساختاری اولیه و ثانویه مناسب و در نهایت شرایط مستعد کانه سازی در منطقه است.

در این تحقیق مطالعه موردی بر روی کانسار مس پورفیری گهنگ با مساحت تقریبی ۱۰ کیلومتر مربع در ۷۳ کیلومتری شمال شرق اصفهان بین طول های جغرافیایی و عرض های جغرافیایی و صورت گرفته است. لازم به ذکر است در این محدوده سه اندیس شرقی، مرکزی و غربی وجود دارد (اسدی هارونی، ۱۳۸۵).



شکل ۱- موقعیت محدوده اکتشافی در ایران و استان اصفهان و راههای ارتباطی محدوده مورد بررسی

زمین شناسی منطقه

مطالعات سنگنگاری در کهنگ میین حضور طیفی از سنگهای حدواسط آتشفسانی تا اسیدی نیمه عمیق بوده به طوریکه از نواحی حاشیه ای به سمت

جدول ۱. موقعیت و مشخصات اینسلبرگ های منطقه مورد مطالعه.

ردیف	موقعیت نسبی اینسلبرگ	مختصات جغرافیایی	ارتفاع از سطح دریا (متر)	ارتفاع محلی (متر)	ارتفاع مطلق
۱	جنوب بکر آباد	N۳۶-۵۱-۳۲/۵۶ E۵۷-۴۸-۱۸/۱۴	۱۵۹۷	۱۴۱۶	۱۸۱
۲	جنوب خاوری اردین	N۳۶-۵۱-۰۵/۰۹ E۵۷-۴۹-۵۶/۶۶	۱۶۸۳	۱۴۶۱	۲۲۲۲
۳	جنوب اردین	N۳۶-۵۱-۰۰/۵۵	۱۶۶۸	۱۴۶۵	۲۰۳
۴	جنوب اردین	N۳۶-۵۱-۳۰/۶۴ E۵۷-۵۱-۳۰/۶۹	۱۵۹۷	۱۴۸۸	۱۰۹
۶	جنوب باختری بکر آباد	N۳۶-۵۰-۴۵/۵۲ E۵۷-۵۲-۳۵/۰۹	۱۶۶۵	۱۴۹۱	۱۷۲
۷	شمال باختری الست	N۳۶-۴۴-۱۸/۹۵ E۵۷-۵۲-۵۳/۲۲	۱۲۸۰	۱۲۴۰	۴۰



میزان اطلاعات را باز نموده و بیشترین رتبه را به خود اختصاص داد (جدول ۴) در مرحله بعد از تصویر لندست منطقه و از باندهای معادل ۷۴۲ بر اساس (شکل ۲) استفاده شد.

جدول ۲- ماتریس همبستگی باندهای VNIR و SWIR با استر محدوده

Co.	b 1	b 2	b 3	b 4	b 5	B 6	b 7	b 8	b 9
B 1	۱								
B 2	۰,۹۷	۱							
B 3	۰,۷۷	۰,۸۱	۱						
B 4	۰,۷۲	۰,۷۸	۰,۸۴	۱					
B 5	۰,۷۴	۰,۸۱	۰,۷۹	۰,۹۷	۱				
B 6	۰,۷۵	۰,۸۲	۰,۸۱	۰,۹۶	۰,۹۹	۱			
B 7	۰,۷۶	۰,۸۳	۰,۸۰	۰,۹۷	۰,۹۹	۰,۹۹	۱		
B 8	۰,۷۷	۰,۸۴	۰,۸۰	۰,۹۵	۰,۹۸	۰,۹۸	۰,۹۹	۱	
B 9	۰,۷۷	۰,۸۸	۰,۷۹	۰,۹۴	۰,۹۸	۰,۹۸	۰,۹۸	۰,۹۹	۱

جدول ۳- اطلاعات آماری باندهای VNIR و SWIR با استر محدوده

Stats	Min	Max	Mean	z
b 1	۰,۰۳۶	۰,۲۷۶	۰,۱۴۲۳۶۴	۰,۰۲۵۴۶۶
B2	۰,۰۵۱	۰,۳۷۵	۰,۱۹۸۵۱۹	۰,۳۵۹۱۸
B3	۰,۰۸۳	۰,۵۰۲	۰,۲۳۶۹۳۵	۰,۰۴۱۹۸۷
b 4	۰,۰۹۰	۰,۴۴۱۹	۰,۲۴۲۱۵۶	۰,۰۴۶۰۳۲
b 5	۰,۰۹۳۲	۰,۳۶۱۲	۰,۲۲۰۰۳۳	۰,۰۳۵۰۶۶
b6	۰,۰۷۸۶	۰,۳۶۷۴	۰,۲۱۴۸۳۸	۰,۰۳۶۰۵۴
b 7	۰,۰۸۸۲	۰,۳۵۰۳	۰,۲۱۷۸۱۴	۰,۰۳۶۷۶
b 8	۰,۰۷۸۳	۰,۳۶۶۵	۰,۲۲۰۵۸۲	۰,۰۳۹۲۱
b 9	۰,۱۷۹۷	۰,۶۲۲۱	۰,۴۰۷۶۷۵	۰,۰۵۹۶۱۴

جدول ۴- مقادیر شاخص فاکتور بهینه بر اساس ترکیب باندی

ASTER (VNIR-WIR)	OIF	Rank
۹۳۱	۲,۲۲۵	۱
۹۲۱	۱,۸۸۱	۲
۴۲۱	۱,۸۲۴	۳
۵۴۳	۱,۷۶۱	۴
۷۴۲	۱,۷۳۸	۵
۷۳۱	۱,۶۵۹	۶
۶۳۱	۱,۶۵۴	۷
۵۳۱	۱,۶۴۳	۸
۴۳۱	۱,۶۲۴	۹
۷۴۱	۱,۵۸۷	۱۰

روش و مراحل کار

• بازدید های اولیه زمین شناسی از منطقه

• بررسی و پردازش تصاویر ماهواره ای استر و لندست منطقه با هدف استخراج گسل ها و خطوط ها با استفاده از نرم افزار ENVI

• برداشت بیش از ۷۲ نمونه سنگی جهت تهیه مقاطع نازک و صیقلی

• آماده سازی، آنالیز و پردازش داده های حاصل از ۱۷۴ نمونه از خاک بر جا

• محاسبات زمین آماری داده های حاصل از نمونه ها

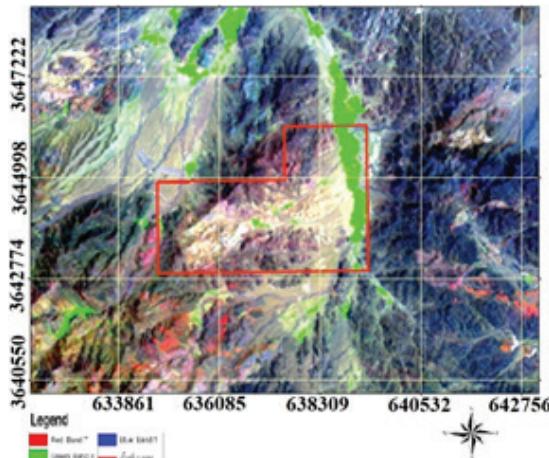
• تهیه نقشه های ژئوشیمیابی به منظور بررسی نحوه توزیع عناصر

• تجزیه و تحلیل و نتیجه گیری نهایی با استفاده از کل داده ها

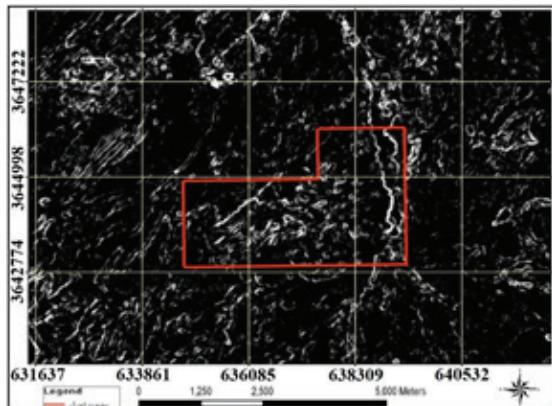
بررسی الگوی ساختاری منطقه با استفاده از روشهای متنوع دورستنجی

باتوجهه به مقیاس و بازه دید تصاویر ماهواره‌ای، به سادگی می‌توان با اشراف کامل به محدوده مورد مطالعه، ساختارهای خطی را استخراج نمود در این تحقیق به منظور تشخیص دقیق تر ساختارهای اولیه و ثانویه ابتدا محدوده مطالعاتی از تصاویر ماهواره ای برش داده شد. این امر ضمن کاهش اثرات طیفی عوارض غیر مرتبط، موجب افزایش سرعت عملیات پردازش می‌شود (Mars and Rowan, 2010). پس از مراحل پیش پردازش و اعمال Sharpening، به منظور باز نمودن عناصر ساختاری از روشهای متنوع ترکیب Prin-گی (RGB)، تحلیل مؤلفه های اصلی (Components Analisys)، نسبت باندی و RBD استفاده شد.

به منظور حصول بهترین نتیجه با بیشترین میزان تمایز عارضه های سطحی از روش شاخص فاکتور بهینه OIF استفاده شد (Kujjo, 2010) از طریق تقسیم مجموع مقادیر انحراف معيار ۳ باند بر ضریب همبستگی آن ها حاصل می گردد (جداول ۲ و ۳) که با محاسبه ۱۰ شاخص طیفی که قبل برای مناطق دیگر بهترین نتایج را حاصل نموده بود ترکیب ۹۳۱ بالاترین



شکل ۴- تصویر استر بر اساس ترکیب رنگی مجازی با استفاده از باندهای ۱۳۱ (محدوده کهنه‌گ درون کادر قرمز)

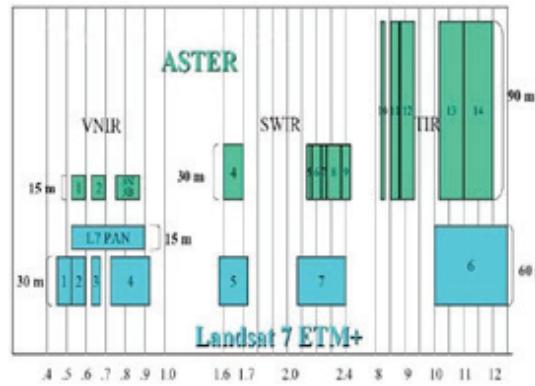


شکل ۵- تصویر خطواره‌های منطقه بر اساس روش تحلیل مولفه‌های اصلی و با استفاده از فیلتر Sobel (محدوده معدنی درون کادر قرمز رنگ) حضور سه گسل حلقوی در قسمت‌های مرکزی ترسیمه و گسل خطی حاشیه منطقه در تصویر بازگشت.

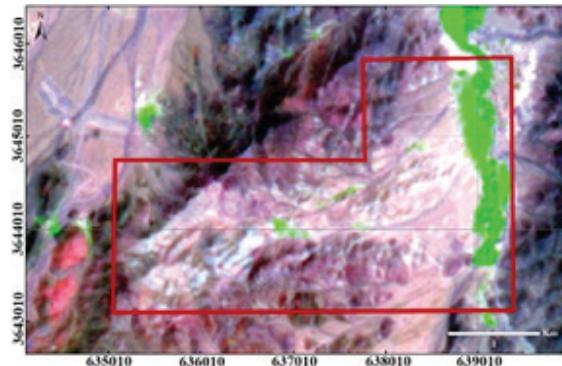
در مرحله بعد با اعمال فیلتر جهتی و با استفاده از تصویر استر اقدام به بارزسازی خطواره‌های موجود در منطقه معدنی نمودیم (شکل ۶) از آنجا که محدوده تحت بررسی در زون ارومیه دختر واقع شده (آن باتی ۱۳۸۵، ۶۳۸۵) و پدیده کانه زایی مرتبط و متعاقب پلوتونیسم و حرکات تکتونیکی مرتبط صورت گرفته اعمال فیلتر، با راستای شمال شرق-جنوب غرب بهترین نتیجه را در بر خواهد داشت البته جهت نشان

دادن این مسئله از فیلتر جهتی شمال غرب-جنوب شرق نیز استفاده شد که همانطور که در تصویر شماره ۶ مشهود است هیچ کدام از عناصر ساختاری و

تصاویر حاصله به نحو مطلوبی گسل اصلی منطقه با روند شمال شرق-جنوب غرب را بارز می‌نمایند (اشاره ۳ و ۴). سپس به منظور ارائه الگوی ساختاری منطقه از روش تحلیل مولفه‌های اصلی (Asadi Haroni, 2007) استفاده شد ETM (H., Lavafan, A., 2007) و تصویر ۷ بعنوان مولفه‌های ورودی معرفی شدند.



شکل ۲- نمودار مقایسه محدوده طیفی باندهای استر با لندست

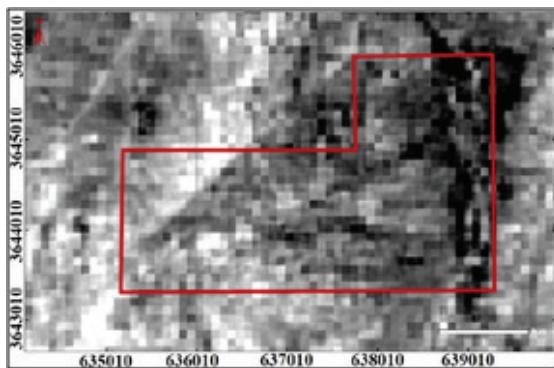


شکل ۳- تصویر لندست بر اساس ترکیب رنگی مجازی با استفاده از باندهای ۷۴۲ (محدوده کهنه‌گ درون کادر قرمز)

خروجی این پردازش شش PC بود از آنجا که PC شماره ۱ حاوی بیشترین اطلاعات بود. به منظور استخراج خطواره‌ها، فیلترهای مناسب بر روی این PC اعمال شد. در نهایت فیلتر Sobel به طرز مطلوبی ساختارهای موجود را نمایان کرد (شکل ۵) در این تصویر گسل اصلی منطقه به همراه سه گسل حلقوی در مرکز سیستم بازگشت.

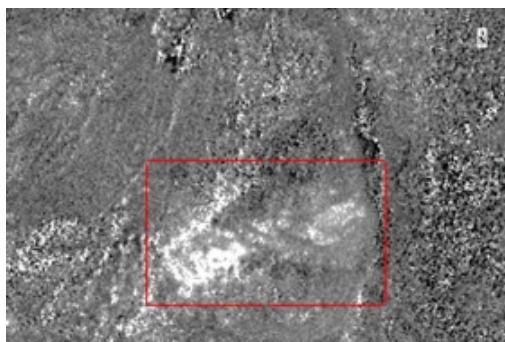
شکل ۸- محدوده های سفیدرنگ معرف محدوده های حاوی ریز درزه های حاوی هیدروکسید آهن است (همانطور که در تصویر مشهود است بیشترین تمکز این نوع ریز درزه ها مربوط به حواشی منطقه و منطبق با واحد های آندزیتی می باشد)

پس به منظور بازساز نمودن نواحی با بیشترین تاثیر پذیری ریز ساختارهای ثانویه و نواحی برشی از روش RBD و نسبت باندی استفاده نمودیم . در روش نسبت باندی با استفاده از باندهای حرارتی محدوده های متاثر از سیال سیلیسی بارز شدند(شکل ۸) و با روش RBD اقدام به تفکیک و تمایز برونزدهای زون فیلیک نمودیم(فراهانی، ۱۳۹۶)(شکل ۹) بر این اساس مشخص شد آندیس غربی کهنه‌گ کهنه‌گ بیشترین تاثیر پذیری از ساختارهای ثانویه را نشان می دهد.

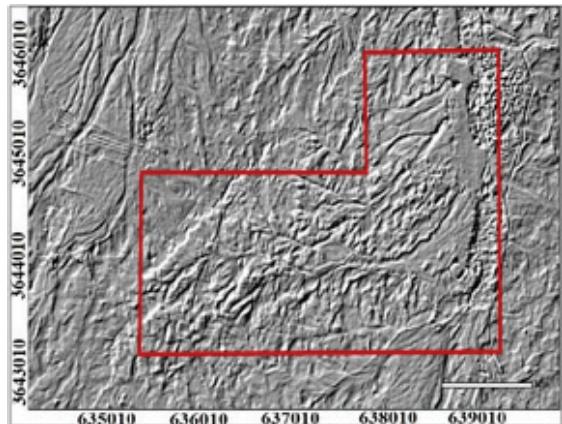


شکل ۹- محدوده سیلیسی با استفاده از باندهای حرارتی و بر اساس روش نسبت باندی

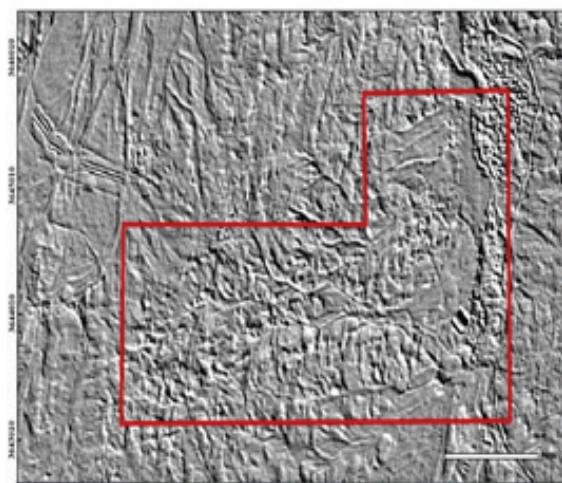
حضور قابل توجه ریز ساختارهای تکتونیزه در محدوده آندیس غربی (اشکال ۱۰ تا ۱۲) را می توان دلیلی بر فشار بالای بخار آب در سیال ماگمایی دانست (علیرضایی ۱۳۷۸) از طرفی بر اساس بررسی تصاویر استریویسترن تمکز زون دگرسانی سیلیسی نیز در محدوده آندیس غربی اتفاق افتاده که حاکی از نقش و تاثیر بیشتر سیال درونزد سیلیسی در این محدوده است.



حتی گسل اصلی منطقه را بارز نکرده است.

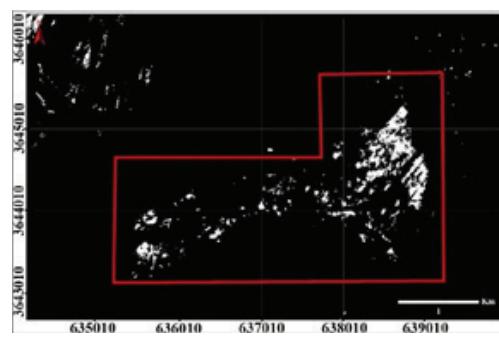


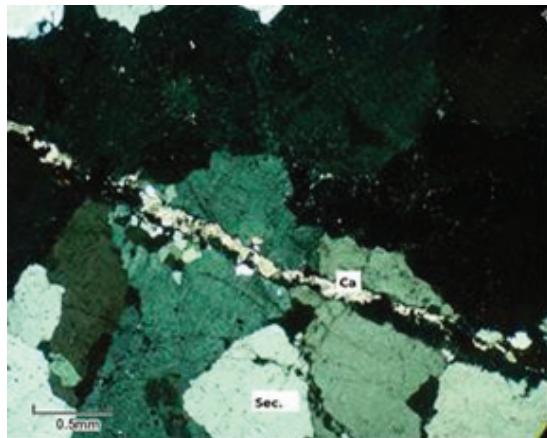
شکل ۶- تصویر استر - خطواره های محدوده معدنی کهنه‌گ بر اساس روش اعمال فیلتر عمود بر نیروهای تکتونیکی منطقه (جهت شمال شرق- جنوب غرب)



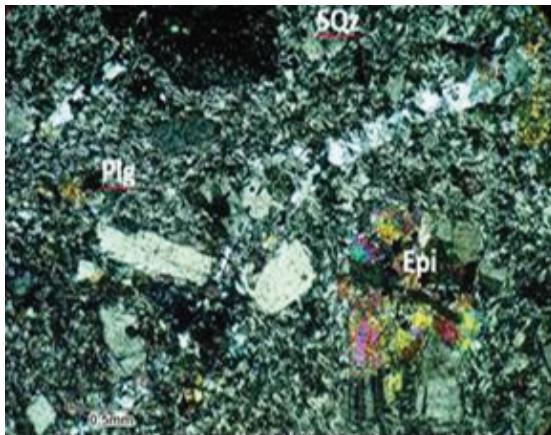
شکل ۷- تصویر استر بر اساس روش اعمال فیلتر جهتی هم راستا با نیروهای تکتونیکی منطقه (شمال غرب- چنوب شرق)

در مرحله بعد به منظور بازساز نمودن ریز ساختارهای تکتونیزه حاوی هیدروکسیدهای آهن از روش نسبت باندی و باندهای ۴ و ۲ تصاویر استر استفاده شد(شکل ۷).

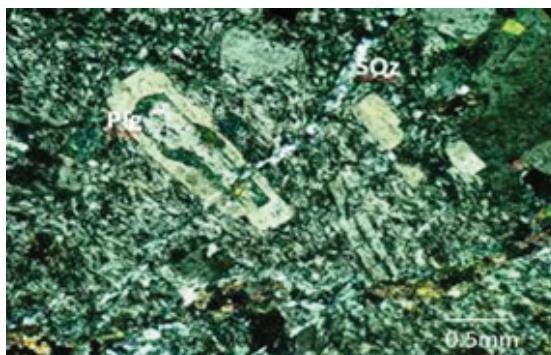




شکل ۱۲- این مقطع معرفی یک سنگ سیلیسی حاوی رگچه کربنات به همراه اکسید و هیدروکسید اهن می باشد که از سنگهای سیلیسی شده منطقه برداشت شده و نشان دهنده التراسیون سیلیسی می باشد.



شکل ۱۳- مقطعی از سنگ های آندزیت پورفیری در حاشیه شمال شرق محدوده معدنی (تأثیر پذیری ضعیف این نواحی از ریز درزهای سیلیسی در شکل مشهود است).



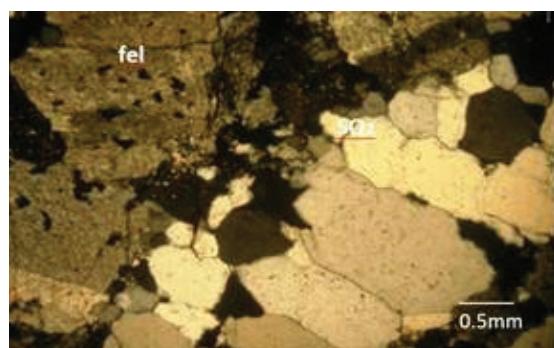
شکل ۱۴- مقطعی از سنگ های آندزیت پورفیری در حاشیه شمالی محدوده معدنی (حضور ضعیف ریز درزهای سیلیسی در شکل مشهود است)

شکل ۱۰- محدوده های فیلیک بر اساس روش RBD (محدوده معدنی کهنگ درون کادر قرمز)

سیلیسی شدن باعث افزایش شکنندگی سنگ و متعاقب آن تاثیری‌تر عملکرد فرسایش شده و این مسائل در نحوه توزیع عناصر و چگونگی تجمع آنمالی ها در سطح موثر بوده بطوریکه آنمالیهای عنصر مولیبدن (که عنصر عمقی تری محسوب می شود) در نقشه های شاخص غنی شدگی، نسبت به مس تمايل ييستری رابه سمت جنوب غرب منطقه نشان می دهد.



شکل ۱۰- استوک ورک های سیلیسی کانه دار در سنگهای شدیداً آلتراه داسیت پورفیری در غرب محدوده



شکل ۱۱- مقطع میکروسکوپی از ریز ساختارهای تکتونیزه حاوی سیلیس در واحدهای داسیت پورفیری در اندیس غربی کهنگ

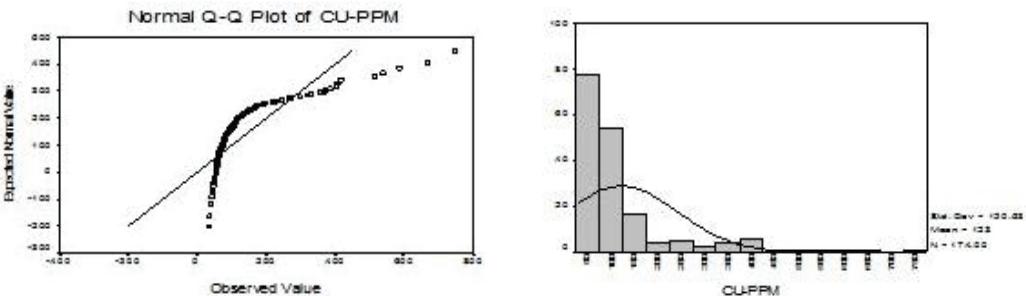
بررسی نحوه همبستگی عناصر و تشخیص پاروازندهای ژئوشیمیابی

آنالیز ابتدا به محاسبات زمین آماری داده‌ها پرداخته، پارامترهای میانگین، میانه، پراش، انحراف معیار، چولگی، کشیدگی و مقادیر حداقل و حداکثر مربوط به هر عنصر محاسبه شد (جدول ۵) سپس هیستوگرام‌ها و نمودارهای تجمعی عناصر را ترسیم نمودیم (شکل ۱۵ و ۱۶) و بر همین اساس مشخص شد که تابع توزیع عناصر تا حدودی متاثر از سنگ میزان و شرایط محیطی از خود ناپیوستگی نشان می‌دهند بطوریکه هریک معرف چند جامعه آماری بوده و چولگی مثبت از خود نشان می‌دهند (حسنی پاک، ۱۳۸۹).

با هدف بررسی ارتباط ساختارهای تکتونیکی با نحوه توزیع عناصر در هاله‌های ثانویه ۱۷۴ نمونه به روش سیستماتیک از خاک‌های برجا برداشت شد. سپس تمام نمونه‌های برداشت شده جهت آنالیز چندعنصری به آزمایشگاه Amdel استرالیا فرستاده شدند. و به روش ICP-MS صحت نتایج آنالیز تعدادی نمونه تکراری نیز ارسال گردید. پس از حصول اطمینان از صحت و دقیق نتایج

جدول ۵- پارامترهای زمین آماری عنصر مس براساس مقادیر داده‌های خام

تعداد نمونه	میانگین	میانه	حداقل	حداکثر	انحراف معیار	واریانس	کشیدگی	چولگی
۱۷۴	۱۲۷/۳	۷۷/۶۵	۳۴	۷۴۸/۷	۱۲۰/۵۳	۱۴۵۲۸/۶۸	۸/۱۵	۲/۷۴



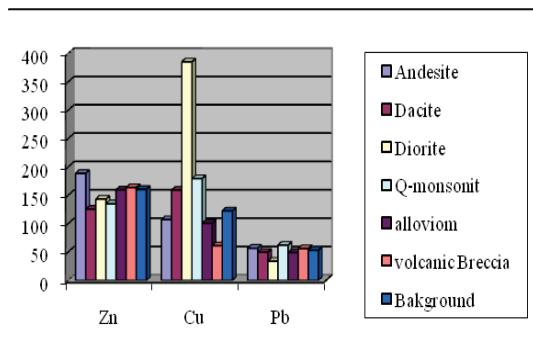
شکل ۱۵- هیستوگرام فراوانی تجمعی مس براساس داده‌های خام

جدول ۶- مقادیر میانگین داده‌های خام عناصر تحت بررسی به تفکیک جوامع سنگی

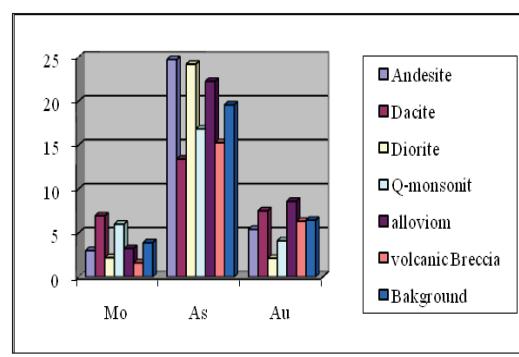
مس	مولیدن	طلاء	سرپ	روی	منگنز	نقره	باریم	آرسنیک	آنتیموان
۱۰۷/۲۳	۳/۰۱	۵/۴۲	۵۶/۸۳	۱۸۸/۸۹	۹۷۸/۹	۰/۳	۱۸۸/۲	۲۴/۷۳	۳/۱۷
۱۵۹/۲۶	۶/۹۵	۷/۵۲	۴۹/۸۶	۱۲۵/۷۴	۶۷۶/۶۷	۰/۳۲	۲۶۵/۶	۱۳/۴۱	۴/۰۴
۳۸۵/۴	۲/۲	۲/۱۲	۳۳/۸	۱۴۳/۴۰	۱۰۸۹/۲	۰/۲۵	۱۵۶/۸	۲۴/۲۰	۲/۵۰
۱۷۹/۶۳	۶	۴/۱	۶۲/۰۸	۱۳۵/۲۵	۷۴۳/۷۵	۰/۴۶	۱۹۶	۱۶/۸۴	۲/۸۵
۱۰۰/۹۵	۳/۲۳	۸/۶۱	۴۹/۴۸	۱۵۹/۶۸	۷۹۰/۲۹	۰/۳۱	۲۳۸/۲	۲۲/۲۵	۳/۹۶
۶۱/۲۴	۱/۶	۶/۳۲	۵۶/۲۱	۱۶۳/۹	۹۶۷/۱۴	۰/۲۶	۱۶۷/۱	۱۵/۲۸	۲/۷۸
۱۲۲/۷۴	۳/۹	۶/۴۵	۵۳/۴۰	۱۶۰/۶۴	۸۶۴/۲۶	۰/۳۱	۲۱۱/۳	۱۹/۵۸	۳/۴۱

و پس بردن به چگونگی ارتباط آن با عناصر ساختاری از داده‌های شاخص غنی شدگی و مقادیر نرمال استفاده شود (حسنی پاک و شرف الدین، ۱۳۸۰) (اشکال ۱۹ و ۲۰).

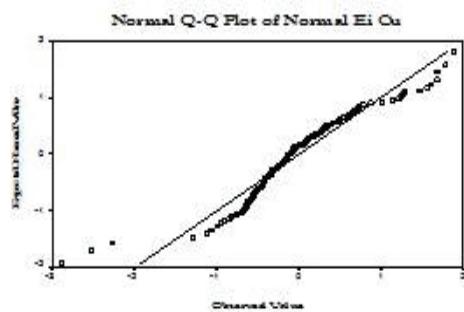
به منظور بررسی نحوه توزیع عناصر در جوامع سنگی مختلف مقادیر میانگین داده‌های خام به تفکیک جوامع سنگی محاسبه شده (جدول ۶) و نمودار ستونی آنها ترسیم گردید (شکلهای ۱۷ و ۱۸) براین اساس مشخص شد که باستی جهت بازسازی الگوی توزیع عناصر



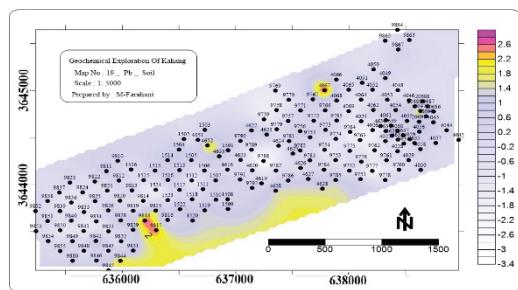
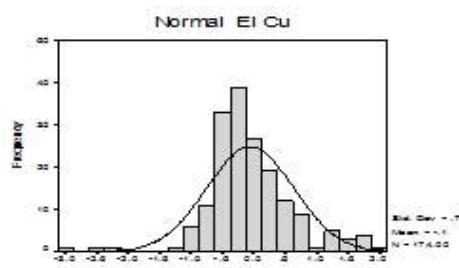
شکل ۱۸- نمودار ستونی عناصر روی، مس و سرب



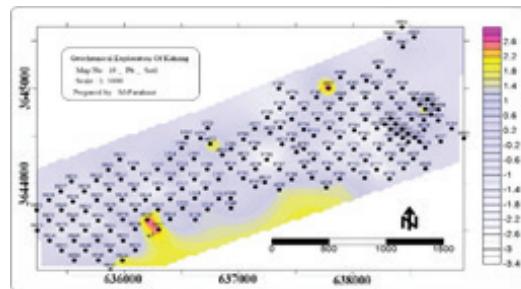
شکل ۱۷- نمودار ستونی عناصر مولیبدن، آرسنیک و طلا



شکل ۱۹- هیستوگرام فراوانی مس بر اساس داده های شاخص غنی شدگی



شکل ۲۱- نقشه آنومالی عنصر سرب (بیشترین تمرکز این عنصر مربوط به حواشی جنوب منطقه است)



شکل ۲۲- نقشه آنومالی منگنز (همخوانی نواحی آنومالی عنصر منگنز با عناصر سرب و روی مرتبط تجمع این عنصر در افق دوم خاک های برجای منطقه می باشد).

ترسیم نقشه های آنومالی

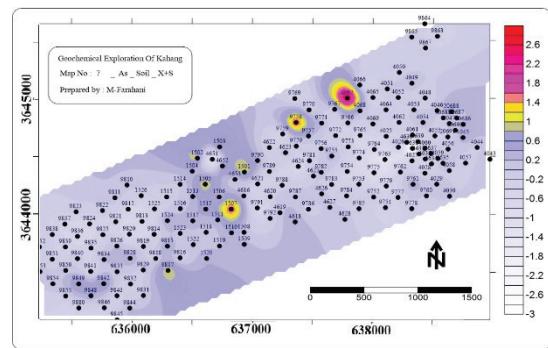
به منظور کشف و ثبت هاله های ثانویه مرتبط با ذخیره و تشخیص الگوهای منطقه بندی عناصر، ابتدا نقشه های ژئوشیمیایی به صورت تک عنصری و در مرحله بعد بر اساس پاراژنر های ژئوشیمیایی ترسیم شدند.

در ترسیم نقشه های توزیع عناصر از روش حد آستانه ای به اضافه مقادیری از انحراف معیار استفاده شد در این روش مقادیر حدفاصل $\bar{X} + 2S$ تا $\bar{X} + S$ را مطابق با مقدار حد آستانه و داده های بیشتر از $\bar{X} + 2S$ را به عنوان محدوده های آنومالی در نظر گرفته ایم.

در ترسیم نقشه ها از روش کریجینگ استفاده شده و تغییرات عیار متغیرهای ژئوشیمیایی با رنگهای متفاوت از مینیمم (به رنگ آبی) تا ماکریمم (به رنگ قرمز) با تغییرات تدریجی در نقشه ها مشخص شده است (ا skal ۲۱ تا ۲۳).

بر اساس روش‌های خطی و ماتریس رتبه‌ای (روش‌های پیرسون و اسپیرمن) مشخص شد بیشترین تطابق و همسویی به ترتیب بین عناصر منگنز-روی، سرب-روی، مس-مولیبدن و آرسنیک-آنتیموان برقرار است.

در مرحله بعد جهت تشخیص پاراژنرهای ژئوشیمیابی از روش تجزیه عاملی استفاده شد (حسنی پاک، ۱۳۸۰) بر اساس نتایج حاصله مشخص شد که متغیرهای ژئوشیمیابی مرتبط با کانسار، در چهار مجموعه قرار می‌گیرند بطوریکه عناصر Sb,As,Ag در یک گروه و عناصر Mn,Pb,Zn در گروه دوم قرار می‌گیرند (شکل ۲۴). پاراژنر سوم شامل عناصر کانساری Cu,Mo و گروه چهارم دربر دارنده عناصر طلا و باریم می‌باشد. البته با توجه به تغییر زیادی که مسئله چرخش محورها در نتایج فاکتور آنالیز ایجاد کرده نتایج از جدول Rotated Component Matrix برداشت شده است. (جدول ۷)



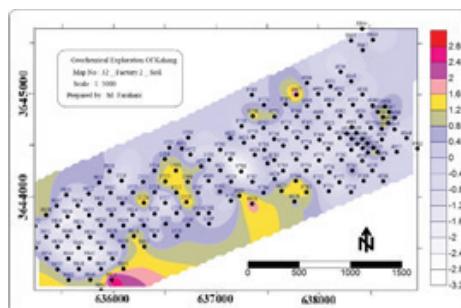
شکل ۲۳- نقشه آنومالی آرسنیک (بیشترین قعرکز این عنصر با حاشیه شمالی محدوده و نواحی با کمترین میزان تأثیرپذیری فراسایش تطابق دارد)

تشخیص و شناسایی عناصر همسو و پاراژنرهای ژئوشیمیابی

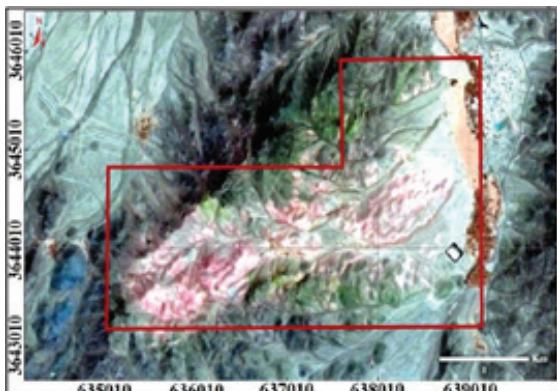
در این تحقیق از روش‌های زمین آماری دو متغیره و چند متغیره جهت تشخیص میزان همبستگی عناصر هدف و تیپومورفیک استفاده شد (حسنی پاک، ۱۳۷۷).

جدول ۷- نتایج آنالیز فاکتوری داده‌های نرمال و معرفی پاراژنرهای

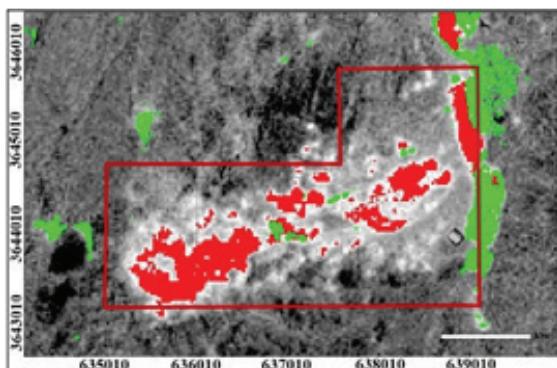
عناصر	پاراژنر اول	پاراژنر دوم	پاراژنر سوم	پاراژنر چهارم
مولیبدن	۰/۸۶۲			
مس	۰/۷۶۶			
طلا	۰/۸۴۲			
منگنز	۰/۸۴۴			
سرب	۰/۵			
باریم	۰/۴۸۵			
نقره			۰/۷۷۶	
آرسنیک			۰/۶۷۶	
آنتیموان			۰/۸۶۷	
روی		۰/۸۶۶		



شکل ۲۴- نقشه آنومالی عناصر فوق کانساری سرب و روی و منگنز

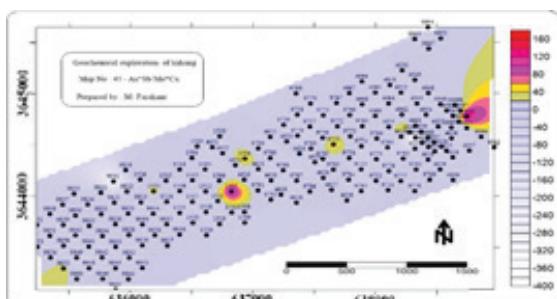


شکل ۲۵- تصویر استر کهنگ به روش ترکیب رنگی (در این تصویر محدوده زون پروپیلیتیک که معرف نواحی با کمترین میزان فرسایش به رنگ سبز مشخص شده که با نواحی آنومالی عناصر فوق کانساری هم خوانی دارد



شکل ۲۶- تصویر استر کهنگ براساس روش نواحی قرمز رنگ معرف دگرسانی فیلیک و نواحی متأثر از فرسایش بیشتر (نزدیک به کانسار)

در این تحقیق با توجه به تبعیت توزیع محوری عناصر کانساری و فوق کانساری از راستای قائم، به منظور معرفی نزدیکترین نواحی، به کانسار فلزی از نسبت هاله های ضربی متعلق به افق های مختلف خاک استفاده شد. (شکل ۲۷)



شکل ۲۷- نقشه آنومالی منطقه بر اساس نسبت داده های هاله های ضربی عناصر فوق کانساری به عناصر کانساری

بررسی ارتباط پنهانه بندی محوری و عناصر ساختاری

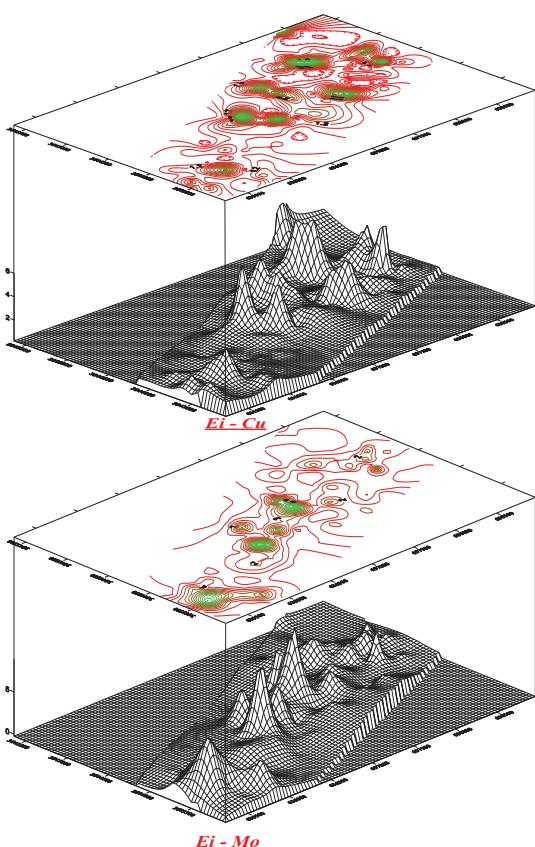
نقشه های ژئوشیمیایی عناصر نقره، روی، سرب، آرسنیک و آنتیموان میان غنی شدگی این عناصر در نواحی حاشیه ای (اشکال ۲۱ تا ۲۳) و عناصر کانساری در نواحی مرکزی می باشد (اشکال ۲۸ و ۲۹) براساس مقایسه نقشه های حاصله با تصاویر دورسنجی (اشکال ۴، ۵، ۲۵ و ۲۶) مشخص شد مناطق برخوردار از بالاترین میزان چگالی خطواره و گسلهای حلقوی از مستعد ترین نواحی جهت عناصر کانساری محسوب می شوند. از طرفی تطابق نواحی آنومالی با گسلها، خود دلیلی بر نقش موثر عناصر ساختاری در نفوذ ماقما و تشکیل استوک های کانه دار در منطقه است (کریم پور، ۱۳۸۴).

همچنین بر اساس بررسی های ژئوشیمیایی و ترسیم نقشه پاراژنرهای ژئوشیمیایی در منطقه مشخص شد شاخص منطقه بندی محوری میان تجمع بیشتر مقادیر آرسنیک و آنتیموان در افق های سطحی و سرب و روی، در عمق بیشتر و مس و مولیدن در قسمت های مرکزی می باشد بطوریکه در نواحی سطحی با کمترین میزان تاثیر پذیری فرسایش در حاشیه شمالی منطقه، شاهد آنومالی های آرسنیک و آنتیموان و نقره هستیم حال آنکه پاراژنرهایی که متعلق به اعماق بیشتر فرسایش در حاشیه جنوب و غرب با تاثیر پذیری بیشتر فرسایش بروند نشان می دهند

این مسئله بر اساس محاسبه شاخص جمعی داده های مربوط به افق های مختلف، نسبت به عناصر کانساری نیز تایید می شود (جدول ۸).

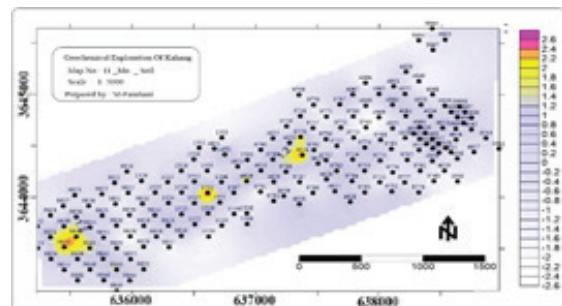
جدول ۸- مقادیر نسبت شاخص جمعی عناصر فوق کانساری به عناصر کانساری (تفاوت در این نسبت ها دلیلی بر تبعیت توزیع محوری از راستای قائم است)

Pb+Zn/Cu+Mo	As+Sb/Cu+Mo	نسبت مقادیر شاخص جمعی در افق های مختلف
۸/۵۱۷	۹/۳۸۰۴	مقادیر داده ها

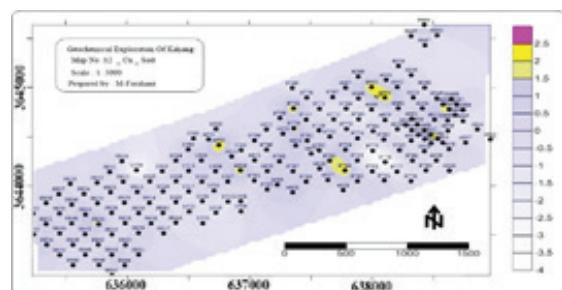


شکل ۳۰- تلفیق نقشه های سه بعدی و شاخص غنی شدگی عناصر کانساری مس و مولیبدن (در این شکل تمایل آنومالی های عنصر مولیبدن به سمت جنوب غرب و اندیس غربی کهنگ باز است)

حضور قابل توجه ریز ساختارهای تکتونیزه و عناصر ساختاری ثانویه در غرب منطقه باعث افزایش درصد شکنندگی سنگ ها و متعاقب آن افزایش تاثیر عملکرد فرسایش شده این مسئله در نقشه های ژئوشیمیایی منطقه باعث تمایل آنومالی های عناصر عمقی تر به سمت اندیس غربی کهنگ شده بطوریکه تمایل آنومالی های عنصر مولیبدن (شکل ۲۸) نسبت به مس (شکل ۲۹) در نیمه غربی نمود بیشتری دارد این مسئله برای پاراژنز ژئوشیمیایی عناصر سرب و روی (عناصر عمقی تر و متعلق به افق دوم خاک) نسبت به آرسنیک و آنتیموان (عناصر سطحی) نیز صادق است.



شکل ۲۸- نقشه آنومالی عنصر مولیبدن



شکل ۲۹- نقشه آنومالی عنصر کانساری مس

مقایسه نقشه های آنومالی مس و مولیبدن موید تمایل ناهنجاری های عنصر تحت کانساری مولیبدن به سمت غرب منطقه است (شکل ۳۰).

جمع بندی و نتیجه گیری

در این تحقیق جهت باز نمودن نقش عناصر ساختاری اولیه و ثانویه در توزیع عناصر درافق های مختلف خاک از روش های متعدد دورستنجی، نتایج و متد های گوناگون ژئوشیمیایی از جمله آنالیز چند فاکتوری و نسبت شاخص جمعی افق های مختلف و هاله های ضربی استفاده شد

با هدف بازسازی گسل های اصلی منطقه از روش های متنوع ترکیب رنگی، نسبت باندی، RBD و PCA استفاده شد و در نهایت مشخص شد مهم ترین گسل منطقه با راستای شمال شرق-جنوب غرب که نقش کلیدی در جابجایی سیالات کانه زا داشته در تمامی تصاویر دورستنجی به خوبی باز است ولی گسل های حلقوی در تصویر لنdest و با کمک روش PCA باز شدند.



با راستای قائم را تایید می کننداین مسئله خود موید نفوذ استوک های کانه دار با شبیتند در راستای گسل های حلقوی در منطقه می باشد.

در این تحقیق جهت بارز نمودن نوع پهنه بندی محوری، در کنار ترسیم نقشه های ژئوشیمیابی عنصری و پاراژنرهای ژئوشیمیابی اقدام به ترسیم نقشه های ژئوشیمیابی نسبت هاله های ضربی عناصر متعلق به افق های مختلف نمودیم.

نحوه توزیع کلی آنومالی ها و روند آنها در نقشه های ژئوشیمیابی باروند شمال شرق - جنوب غرب، متاثر از روند گسل اصلی منطقه با همین راستا می باشد.

ریز ساختارهای ثانویه موجود در منطقه عاملی موثر در میزان متفاوت عملکرد فرسایش در منطقه معدنی می باشند.

فراوانی بیشتر ریز ساختارهای تکتونیزه و متعاقب آن عملکرد بیشتر فرسایش در قسمت غربی محدوده معدنی باعث تمایل آنومالی های عناصر عمقی تر به سمت اندیس غربی کهنه گ شده است.

علیرغم نقش مفید و موثر ریز ساختارهای تکتونیزه در نهشت کانه ها، این عناصر ساختاری، در مراحل بعدی به عنوان عاملی منفی در حفظ سنگ های کانه دار عمل نموده اند بطوریکه بر اساس تصاویر دورسنجی و نقشه های ژئوشیمیابی مشخص شد که نواحی غنی از این ریز ساختارها تطابق خوبی با آنومالی های عناصر عمقی تر نشان می دهند.

به دلیل نقش ضعیف ساختارهای ثانویه و متعاقب آن عملکرد ضعیف تر عامل فرسایش تمام آنومالی های مهم عناصر فوق کانساری در حاشیه شمالی منطقه و در زون دگرسانی پروپلیتیک اتفاق افتاده است این مسئله براساس نتایج حاصل از تصاویر استر در روش نسبت باندی و ترکیب رنگی مجازی نیز تایید می شوند.

تطابق مکانی نواحی آنومالی با عناصر ساختاری و همچنین تبعیت نحوه توزیع عناصر از الگوی منطقه بندی قائم نشانگر شبیتند استوک های کانه دار در محدوده معدنی است. بررسیهای ژئوشیمیابی حضور

علیرغم قدرت تفکیک طیفی بهتر تصاویر استر، مشخص شد که تصاویر لنست در بارز سازی خطوط اهای منطقه پس از اعمال فیلترینگ کارایی بهتری دارند.

در هنگام بارز نمایی گسل های منطقه با استفاده از تصاویر استر، فیلتر جهتی بایستی عمود بر نیروهای اصلی منطقه اعمال گردد تا به نتایج بهتری برسیم.

بر اساس تلفیق داده های حاصل از روش های دورسنجی، صحرایی و ژئوشیمیابی مشخص شد که گسل های حلقوی در مرکز سیستم نقش موثر در نفوذ استوک های ماگمایی و متعاقب آن سیالات ماگمایی کانه زا را داشته اند و گسل اصلی با طول ۷۰۰ متر و روند شمال شرق جنوب غرب نقش موثری در توزیع عناصر فوق کانساری از جمله آنتیموان، آرسنیک و نقره ایفاد نموده است.

از آنجا که در محدوده معدنی کهنه گ بافت ذخیره به صورت افسان و استوک ورک بوده و سنگ های کانه دار تکتونیزه نیز هستند بنابر این جهت بارز نمودن عوامل موثر در ایجاد ساختارهای ثانویه از روش نسبت باندی و باند های حرارتی و روش RBD استفاده شد بر این اساس مشخص شد، سنگهای محدوده غربی کهنه گ متاثر از نفوذ بیشتر سیال درونزاد سیلیسی و فشار بالای بخار آب با شدت بیشتری تکتونیزه شده اند و این مسئله شکنندگی بیشتر سنگ ها و متعاقب آن برونزد بیشتر محدوده های دگرسانی فیلیک را در پی داشته است. لازم به ذکر است در این تحقیق جهت بارز نمودن خطوط اهار و ریز درزه های حاوی هیدروکسیدهای آهن از روش نسبت باندی استفاده شد.

و سعی هاله های ژئوشیمیابی ثانویه و شعاع انتشار عناصر تیپومورفیک در کهنه گ نشانگر غنای ذخیره و شرایط مستعد زمین ساختاری در منطقه است. همچنین بررسی پهنه بندیهای محوری موید روند توزیع سیالات کانه زا از مرکز به سمت حاشیه است بطوریکه بیشترین تمرکز عناصر کانساری در نواحی مرکزی و عناصر فوق کانساری در حاشیه منطقه اتفاق افتاده است.

نوع پاراژنرهای شناسایی شده، نحوه توزیع آنومالی ها و تبعیت آنها از عناصر ساختاری، تطابق توزیع محوری



data quality, Theme: Modelling qualities in space and time.

Sarp,G.,2005, Lineament analysis from satellite images, north-west of Ankara,91p.

Kaufman, H., 1988- Mineral exploration along the Aqaba-Levanat structure by use of TM data, concepts, processing and results. International Journal of Remote Sensing, 9,1630-1658.

Kujjo, C.P., (2010). Application of remote sensing for gold exploration in the NubaMontains, Sudan. Bowling Green State University, Master of Science Thesis, 99 pp.

Kariuki P.C, Woldai T and Meer van der.F. 2004, The role of Remote Sensing in Mapping Swelling Soils. Journal of Geo-information Science and Earth Observation, vol.5, No.1.

حدائق سه آنومالی با اهمیت مس با مخزن ماقمایی مشترک را تایید می کند.

منابع

اسدی هارونی، ه.، ۱۳۸۵، گزارش کار ارائه شده توسط شرکت درساپردازه در مورد محدوده اکتشافی کهنگ.

آقانباتی، ع.، ۱۳۸۵، زمین شناسی ایران، انتشارات سازمان زمین شناسی ایران.

فرمہینی فراهانی، م.، ۱۳۹۶ مقایسه عملکرد روش‌های SAM- LA و RBD-DPCA در تشخیص و تفکیک هاله‌های دگرسانی ذخایر مس پورفیری (منطقه میدوک - استان کرمان)، مجله روش‌های تحلیلی و علددی معدن.

فرمہینی فراهانی، م.، ۱۳۹۳، بررسی پنهانه‌های دگرسانی و آمیختگی ماقمایی در محدوده معدنی کهنگ، فصلنامه علوم زمین، شماره ۹۳.

کریم پور، م.ح. و س.سعادت، ۱۳۸۴، زمین شناسی اقتصادی، دانشگاه فردوسی مشهد.

حسنی پاک، ع.ا.، ۱۳۸۹، زمین آمار، انتشارات دانشگاه تهران.

حسنی پاک، ع.ا.وم.شرف الدین، ۱۳۸۰، تحلیل داده‌های اکتشافی، انتشارات دانشگاه تهران.

علیرضاپایی، س، ۱۳۷۸، ترجمه، زمین شناسی کانسارها، انتشارات امیر کبیر.

References

Sillitoe, R.H., 2003, Linkages between volcano tectonic setting, ore-fluid compositions, and epithermal precious-metal deposits, p.315-343

Mars, J. C., and L. C. Rowan. (2010). Spectral Assessment of New ASTER SWIR Surface Reflectance Data Products for Spectroscopic Mapping of Rocks and Minerals. Remote Sensing of Environment 114:2011–2025

Asadi Haroni, H., Lavafan, A., 2007. "Integrated Analysis of ASTER and Landsat ETM Data To Map Exploration Targets In The Muteh Gold-Mining Area, Iran", 5th international symposium spatial