

بررسی‌های ژئوشیمیایی در محدوده اکتشافی کهنگ

مریم فرمینی فراهانی^{۱*}، احمد خاکزاد^۲، هوشنگ اسدی هارونی^۳، محمد هاشم امامی^۴ و ایوح رساء^۵

^۱دانشگاه آزاد اسلامی، واحد کرج، کرج، ایران

^۲دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم تحقیقات، تهران، ایران

^۳دانشگاه صنعتی اصفهان، دانشکده فنی مهندسی، اصفهان، ایران

^۴سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، پژوهشکده علوم زمین، تهران، ایران

^۵دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین، تهران، ایران

تاریخ پذیرش: ۱۳۸۷/۰۵/۰۵

چکیده

محدوده اکتشافی کهنگ در ۷۳ کیلومتری شمال خاوری اصفهان و ۱۰ کیلومتری خاور شهرستان زفره قرار دارد. این اندیس معدنی بر روی کمرنند آتشفسانی-نفوذی ارومیه - دختر واقع شده و اولین بار بر اساس پردازش داده‌های ماهواره‌ای TM مورد شناسایی قرار گرفته است. بر اساس مطالعات اولیه، همچون بررسی‌های صحرایی، ژئوفیزیکی و دورنمایی همچنین مطالعات سنگ‌شناسی و کانه‌نگاری، این منطقه از لحاظ وجود ذخیره مس و مولیبدن پورفیری مستعد شناخته شده است. محدوده کهنگ یک منطقه دگرسان و برشی شده است. به طوری که می‌توان گفت بیش از ۹۰٪ سنگ‌های این محدوده تحت تأثیر سیالات گرمایی به مقدار کم تا زیاد دگرسان شده‌اند. به نظر می‌رسد کانی‌سازی در منطقه تا حد زیادی توسط ساختارهای زمین‌ساختی کنترل می‌شود. سنگ‌های منطقه از نوع حد واسطه تا اسیدی بوده به طوری که، روند تغییرات از حاشیه به سمت سنگ‌های مرکزی به سمت سنگ‌های اسیدی تر و جوان تر است. به منظور بررسی‌های ژئوشیمیایی در این محدوده ۱۰ کیلومتر مربعی، ۱۷۴ نمونه از خاک‌های منطقه به روش سیستماتیک و ۱۴۳ نمونه سنگی از رخمنون‌های موجود در منطقه برداشت شده و تحت تجزیه شیمیایی ۴۵ عنصری قرار گرفتند. پس از حصول اطمینان از دقت در نتایج تجزیه، اقدام به پردازش داده‌ها و محاسبه پارامترهای آماری شد. سپس به کمک روش‌های آماری دو متغیره و چند متغیره میزان همیستگی بین عناصر بررسی شدند. در مرحله بعد، برای بررسی رفتار ژئوشیمیایی عناصر مرتبط با مس و مولیبدن و تشخیص محدوده‌های بی‌نهجاري، نقشه‌هایی رسم شد. رسم نقشه‌ها در یک مرحله بر اساس داده‌های نرمال استاندارد و محاسبه درصد و میزان در قسمت‌های آندرزیتی تحت روش حد آستانه‌ای به اضافه مقادیری از انحراف میزان غلطیت عناصر فوق کانساری همچون سرب، روی و نقره در قسمت‌های حاشیه‌ای و در سنگ‌های آندرزیتی منطقه اتفاق افتاده است. پس از آن برای تفکیک و تشخیص مشخص شد که بیشترین میزان غلطیت عناصر فوق کانساری P.N و برای تعیین بهترین مناطق، جهت عملیات حفاری و نیل به نتایج بهتر و دقیق‌تر، از روش هاله‌های مرکب استفاده شد. سپس برای ارزیابی سطح فرسایش در محدوده کانساری از روش سولوف استفاده شد و مشخص شد که خوبی‌خانه کانسار در ژرف‌قاره دارد و توسط فرسایش از بین نرفته است.

کلیدواژه‌ها: بررسی‌های ژئوشیمیایی، ذخیره پورفیری، هاله‌های مرکب، کهنگ

*نویسنده مسئول: مریم فرمینی فراهانی

۱- مقدمه

- برداشت حدود ۲۰۰ نمونه ژئوشیمیایی خاک و سنگ از منطقه انجام مطالعات ژئوفیزیکی به روش IP در امتداد ۱۲ نیم‌رخ و به روش مغناطیس‌سنجی در امتداد ۶ نیم‌رخ
- تهیه تعدادی نقشه‌های زمین‌شناسی و دگرسانی در مقیاس ۱:۵۰۰۰ و ۱:۱۰۰۰

۲- زمین‌شناسی منطقه

ساخخص (اندیس) مس کهنگ بر روی زون آتشفسانی-نفوذی ارومیه - دختر واقع است. این زون بخشی از کمرنند کوه‌زایی آپ - هیمالیا بوده و در امتداد نوار طولی به طول ۱۷۰۰ کیلومتر و پهنای ۱۰۰ تا ۱۵۰ کیلومتر با روند شمال باخترا - جنوب خاور، بزرگ‌ترین کمرنند مس شناخته شده در ایران به شمار می‌رود. به طوری که کانسارهای مهم مس همچون سونگون، اهر و سرچشمه کرمان در آن واقع هستند (درویش زاده و خسرو تهرانی، ۱۳۶۵ و آقاباتی، ۱۳۸۵). محدوده اکتشافی کهنگ از لحاظ سنگ‌شناسی از سنگ‌های مختلفی همچون آندرزیت، آندرزیت پورفیری، داسیت پورفیری، سنگ‌های آتشفسانی برشی شده، میکرو‌بیوریت و کوارتز مونزونیت تشکیل شده (آدایی و کریم‌پور، ۱۳۸۱) که اطلاعات مربوطه، با توجه به سن نسبی (اسدی، ۱۳۸۵) و دگرسانی اعمال شده بر آنها در جدول ۲ آورده شده است.

محدوده اکتشافی کهنگ در قسمت شمال خاوری ورقه ۱:۱۰۰۰۰ کوهپایه واقع شده است (رادفر و کهنسال، ۱۳۸۱). این محدوده در ۷۳ کیلومتری شمال خاور شهر اصفهان و در ۱۰ کیلومتری خاور شهرستان زفره گرفته و یک منطقه دگرسان شده با مساحت تقریبی ۱۰ کیلومتر مربع است. جدول ۱ و شکل ۱ مختصات جغرافیایی محدوده اکتشافی که به صورت یک شش ضلعی فرضی است، را نشان می‌دهد. این منطقه از نظر آب و هوایی از زمستان‌های سرد و تابستان‌های گرم و خشک برخوردار بوده و در بیشتر ماه‌های سال بجز ماه بهمن فعالیت‌های اکتشافی در آنجا امکان‌پذیر است. همچنین از نظر زمین‌ریخت‌شناسی به صورت منطقه‌ای کوهستانی بوده و مناطق دگرسانی آن به صورت تپه‌ماهوری است.

۳- تاریخچه مطالعاتی منطقه

محدوده اکتشافی کهنگ در سال ۸۱ توسط شرکت Rio Tinto مورد شناسایی قرار گرفته و در این راستا حدود ۱۵۰ نمونه ژئوشیمیایی سیستماتیک خاک و ۵۰ نمونه غیرسیستماتیک سنگ توسط شرکت یاد شده برداشت شده است. همچنین نقشه زمین‌شناسی و دگرسانی این محدوده با مقیاس ۱:۱۰۰۰۰ توسط این شرکت تهیه شده ولی از سال ۸۳ تا کنون شرکت درسا پردازه ادامه مطالعات اکتشافی در منطقه را به شرح ذیل انجام داده است.

امکان مراحل داده‌پردازی بر روی این عناصر نبود و همچنین برای جلوگیری از حجم بالای داده‌های غیر مرتبط که خود باعث افزایش درصد خطای در مراحل داده‌پردازی می‌شود، بیشتر بررسی‌ها بر روی $10\text{ }\mu\text{g}$ عنصر مرتبط با ذخایر مس و مولیبدن همچون نقره، آنتیموان، آرسنیک، سرب، روی، طلا، منگنز و باریم صورت گرفته (حسنی پاک، ۱۳۷۷ و یزدی، ۱۳۸۱) و در نهایت نقشه‌های ناهنجاری این عناصر بر اساس داده‌های حاصل از نمونه‌های خاک و سنگ به طور جداگانه ارائه شدند.

در ابتدا برای تجزیه و تحلیل آماری داده‌ها در محیط نرم افزاری SPSS اقدام به محاسبه پارامترهای آماری و رسم هیستوگرام‌های فراوانی عددی داده‌های خام عناصر شد. بدین وسیله متوجه شدیم که بیشتر عناصر، چولگی مثبت از خود نشان می‌دهند (مدنی، ۱۳۷۳، و حسنی پاک، ۱۳۷۷) و توابع معرف حداقل دو یا سه جامعه آماری هستند و این مسئله با ترسیم نمودارهای میله‌ای و Q-Q عناصر نیز تأیید می‌شد. باید در نظر داشت که این مورد ناشی از تفاوت میانگین عناصر در جوامع مختلف سنگی موجود در منطقه است. به عنوان مثال میزان مس و طلا در سنگ‌های دیوریتی به مقدار قابل توجهی بیشتر از دیگر جوامع سنگی است. به همین دلیل در مرحله بعدی به منظور همگن‌سازی و حذف اثر سنگ‌شناسی اقدام به محاسبه شاخص غنی شدگی شد (حسنی پاک، ۱۳۸۰). اما از آنجا که حتی این داده‌ها نیز معرف یک جامعه نرمال نبودند (با بررسی توابع فراوانی و هیستوگرام‌های عددی شاخص غنی شدگی عناصر و بررسی نمودارهای جعبه‌ای متعلق به آنها) در مرحله بعد برای نرمال کردن جامعه داده‌های تمام عناصر از روش تبدیل لگاریتمی سه پارامتری $P(\lambda)=\ln(ax+\theta)$ استفاده شد (حسنی پاک، ۱۳۸۰) و بدین وسیله جامعه داده‌های بیشتر عناصر به صورت نرمال درآمدند. به طوری که این مسئله در نمودارهای Q-Q کاملاً "مشخص" بود (جدول ۳ و شکل ۷).

سپس برای بررسی میزان همبستگی عناصر از روش اسپرمن و پیرسون استفاده شد (Spearman and Pearson's correlation coefficient) و بدین وسیله میزان همبستگی عناصر مورد بررسی بر اساس داده‌های نرمال و شاخص غنی شدگی مورد سنجش قرار گرفت. در این بررسی‌ها مشخص شد که عناصر Pb-Zn, Mn, Cu-Au, Cu-Mo با رسم نمودارهای پراکنش عناصر نیز تأیید شد. سپس بر اساس داده‌های نرمال، نمودار خوشیهای عناصر رسم و آنالیز فاکتوری آنها محاسبه شد (Swan et al., 1995). بر اساس محاسبه فاکتورهای آتاالیز حضور چهار فاکتور در منطقه تأیید شد، به طوری که بر اساس نتایج حاصل از نمونه‌های خاک مشخص شد که عناصر سرب، نقره، آرسنیک و آنتیموان تحت تأثیر فاکتور اول بوده اند در حالی که فاکتور دوم تحت تأثیر عناصر منگنز، روی و باریم، فاکتور سوم تحت تأثیر عناصر مس و مولیبدن و فاکتور چهارم تحت تأثیر عنصر طلا است. مسئله‌ای که در اینجا بایستی توجه شود این است که مسئله چرخش محور قبل از محاسبه واریانس باعث هرچه بارزتر شدن عناصر اصلی مؤثر در فاکتور شده است.

۴-۲-۲. تعیین ناهنجاری‌های ژئوشیمیایی

در این نوشتار، از روش حد آستانه‌ای به اضافه مقادیری از انحراف معیار (Wellmer, 1998) و روش PN (حسنی پاک، ۱۳۸۰) برای مشخص کردن نواحی ناهنجار استفاده شد. البته برای رسم نقشه‌های ژئوشیمیایی عناصر بر اساس داده‌های خاک از دو روش استفاده شد. در روش حد آستانه‌ای مقادیر بزرگتر از $X+2S$ را جزو نواحی مستعد در نظر گرفتیم. در مرحله بعد برای رسم نقشه‌های ناهنجاری تک عنصری از داده‌های نرمال استاندارد و برای محاسبه مقادیر نرمال استاندارد از معادله $\frac{X_0-X}{S}=Z$ استفاده شد که در این رابطه X_0 غلظت عنصر مورد بررسی در جامعه نرمال، X میانگین غلظت عنصر مورد بررسی در جامعه نرمال، S انحراف معیار توزیع فراوانی همان جامعه و

همان‌طور که در جدول ۲ اشاره شده، تمام سنگ‌های موجود در منطقه تحت تأثیر سیلات گرمابی به مقدار کم تا زیاد دگرسان شده‌اند و دگرسانی‌های فلیک، آرژیلیک و پروپیلیک بر آنها تأثیر گذاشته‌اند (کریم پور و سعادت، ۱۳۸۴؛ Ulbricht, 1978؛ Rose, 1979؛) به طوری که در بررسی‌های صحرابی و مطالعات سنگ‌شناسی نیز این مسئله قابل مشاهده است. در قسمت‌هایی از منطقه حضور برash‌های گرمابی و دایک‌های قله سنگی که از شواهد کانسارهای پورفیری هستند، مشهود است (شکل‌های ۲، ۳ و ۴).

در محدوده کوهنگ چندین گسل اصلی با دو روند NW-SE و NE-SW حضور دارند که تا حد زیادی مسئله کانی‌سازی در منطقه نیز توسط این ساختارهای زمین‌ساختی کنترل می‌شود (اسدی، ۱۳۸۵). مهم‌ترین گسل موجود در منطقه به طول ۷۰۰ متر با روند NE-SW از بخش مرکزی سیستم دگرسانی چندین ساختار حلقوی بالای کانی‌سازی عبور می‌کند. در مرکز سیستم دگرسانی چندین ساختار حلقوی کوچک وجود دارد که به نظر می‌رسد در ایجاد کانی‌سازی و دگرسان نمودن واحدهای سنگی مختلف موجود در منطقه نقش مؤثری داشته‌اند (شکل ۵).

۴-۳-۱. روش و هدف از مطالعات ژئوشیمیایی در منطقه

با توجه به این که بر اساس بررسی‌های اولیه محدوده کوهنگ برای اکتشاف ذخایر مس و مولیبدن پورفیری مناسب در نظر گرفته شد، تمنوه‌برداری‌ها و مطالعات ژئوشیمیایی به منطقه کوچک ۱۰ کیلومتر مربعی دگرسان شده محدود شد و هدف از اکتشافات ژئوشیمیایی در این محدوده بررسی هاله‌های لیتوژئوشیمیایی برای شناخت پتانسیل کانی‌سازی و تعیین مناسب‌ترین نقاط برای عملیات حفاری به منظور شناسایی ذخایر پنهان محدوده مورد بررسی است. بدین منظور حدود ۳۲۰ تا ۱۷۶ (نمونه، از خاک‌های بر جای منطقه و به صورت سیستماتیک و ۱۴۳ نمونه از رخنمون‌های سنگی و نواحی کانی‌سازی شده) از منطقه برداشت شد.

در طراحی شبکه نمونه‌برداری برای نمونه‌های خاک سعی شد نیمرخ‌هایی که در امتداد آنها نمونه‌برداری انجام می‌گیرد تا حد مناسبی معرف واحدهای سنگ‌شناسی منطقه باشند و در هنگام طراحی شبکه به مسئله برداشت نمونه‌ها به روش سیستماتیک تا حد امکان توجه شد (حسنی پاک، ۱۳۷۷). فاصله نیمرخ‌ها ۵۰ تا ۱۰۰ متر و فاصله نقاط نمونه‌برداری از ۷۵ تا ۲۵ متر متغیر است، به طوری که در مناطق مرکزی، زون فلیک و مناطق دارای شواهد کانی‌سازی و یا زون شسته شده روش سیستماتیک تا حد امکان توجه شد (حسنی پاک، ۱۳۷۷). فاصله نیمرخ‌ها ۳۰ تا ۱۰۰ متر و فاصله نقاط نمونه‌برداری از خاک (80 Mesh) و از رفای حدود ۲۰ تا ۳۰ سانتی‌متری انجام گرفت. نمونه‌های سنگی منطقه به روش لپری برداشت شده‌اند ولی به دلیل عدم وجود رخنمون در بعضی از نواحی، شبکه نمونه‌برداری به صورت سیستماتیک نبوده و به همین دلیل در بیشتر بررسی‌ها به نتایج حاصل از نمونه‌های خاک منطقه استناد شده است. نمونه‌های برداشت شده پس از مراحل آماده‌سازی جهت تجزیه شیمیایی ۴۵ عنصری به روش ICP-MS به آزمایشگاه Amdel استرالیا ارسال شدند. برای اطمینان از صحت و دقت نتایج تجزیه، تعدادی نمونه تکراری برای تجزیه شیمیایی در نظر گرفته شد.

با توجه به محاسبه خطای نسبی و استاندارد و استفاده از نمودار کنترلی تامپسون (شکل ۶) مشخص شد که داده‌ها از دقت خوبی برخوردار هستند (حسنی پاک، ۱۳۸۰). البته با توجه به این که نتایج حاصل از تجزیه برخی از عناصر از جمله Be, Bi, Cd, B, Co, Ga, Hg, U, W, Tl, Sn, استاندارد از صحت و دقت نتایج تجزیه، تعدادی نمونه تکراری حد تشخیص دستگاه در بیشتر نمونه‌ها، به صورت داده‌های سنسور دارای شده بود و

ترمال استاندارد استفاده شده است (شکل‌های ۱۱a-۱۱c). مسیر برای ارزیابی سطح فرسایش بین هنجاری‌های موجود در منطقه به کمک روش (Solovov, 1987) و بر اساس محاسبه نسبت‌های ترمال استاندارد هنابر فرق کالساری به تحت کالساری مشخص شد که مقادار زاده محدوده اکتشافی کهنه‌گی بزرگ تراز ۱ بوده است و به عبارت ساده‌تر ذخیره در حقیقت فرار دارد (جدول ۲).

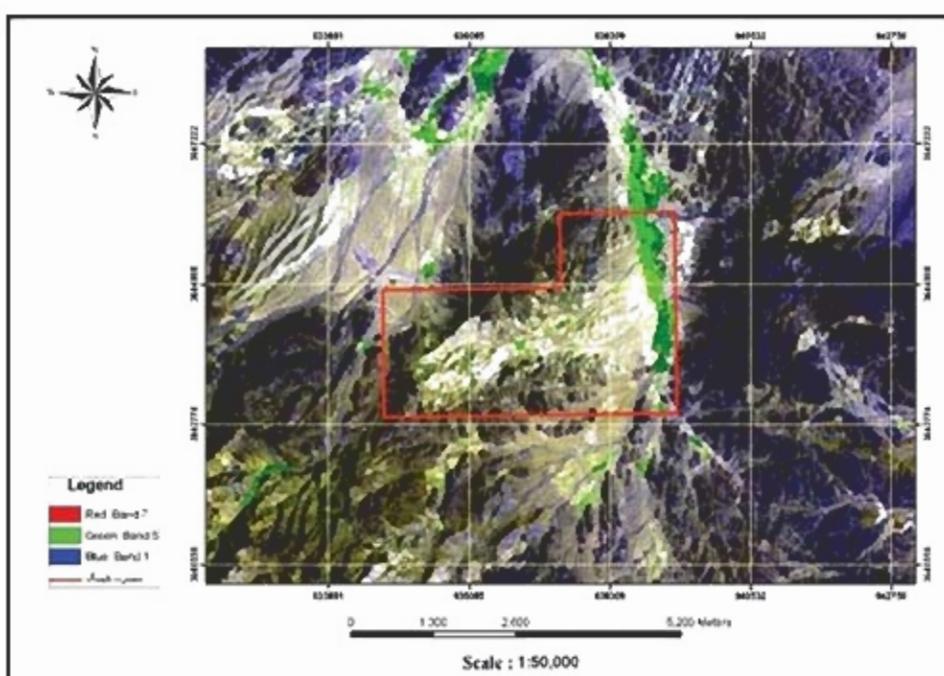
۴- قیچه‌گیری

بر اساس آنالیز فاکتوری داده‌های ترمال هنابر اصلی مورد بررسی مشخص شد که ۳ فاکتور در منطقه مؤثر بوده است، به طوری که هنابر مگنزیت، سرب، نقره، آرمینیک، آنتیموان و روی تحت قایقران فاکتور اول، هنابر مس و موئیدن تحت از فاکتور دوم، هنابر پاریم تحت تأثیر فاکتور سوم و هنابر ملا مانع از فاکتور چهارم هستند. به کمک نقشه‌های بین هنجاری تک هنابری مشخص شد که پیشترین مقادیر بین هنجاری هنابر تحت کالساری مس و موئیدن مربوط به محدوده‌های مرکزی منطقه مورد بررسی و مطلع به استوک نفوذی کوارتز‌مورژونیتی است. حال آن که پیشترین میزان میزان خلقت هنابر فرق کالساری سرب، روی، مگنزیت، نقره، آرمینیک و آنتیموان در جوانش منطقه و در آتششانی‌های آندزی‌ی اتفاق افتاده است. همچنین بر اساس بررسی‌های ژئوشیمیایی انجام شده، مشخص شد که سنگهای منطقه از نوع حدود است به سمت اسیدی بوده و پاتسیم بالایی دارند و به همین دلیل انتشار می‌رود که توده پورفیری کهنه‌گی از نظر موئیدن، نسبت به مس در وضعیت پهلوی باشد. در این کار تحقیقی برای تشخیص پیشترین نقاط جهت حفاری، از روش هاله‌ای مرکب جسمی اولیه محدوده مورده بررسی برای فناوری مس و موئیدن پورفیری مستعد در نظر گرفته شده بود در این تحقیق از نقشه‌های هاله مرکب جسمی هنابر فرق کالساری همچون Pb+Zn و As+Sb و هنابر تحت کالساری Cu+Mo استفاده شد. مسی برای نیل به نتایج بeter، از نسبت مجموع هنابر باشد استفاده Pb+Zn/Cu+Mo و As+Sb/Cu+Mo و شد، به طوری که در مرحله پیلی نقشه‌های Cu+Mo از داده‌های ترسیم شد. لازم به ذکر است که برای رسم تمام نقشه‌های مذکور از داده‌های

Z متادیر ترمال استاندارد هنابر مستعد در این حالت با محاسبه درصد عاهه ملادر ۹۷/۵ درصد را به جزو داده‌های ناخنچهار در نظر گرفتیم، برای رسم نقشه‌های ژئوشیمیایی تک هنابری بر اساس داده‌های ترمال تموههای متگزی تیز از داده‌های ترمال استاندارد و محاسبه درصد‌ها استفاده شد. مسی نقشه‌های فاکتوری تهیه و نواحی مستعد برای مس و موئیدن با توجه به تکه فاکتوری دوم مشخص شد، لازم به ذکر است که در تمام مراحل یاد شده برای تکیک تاخنچاری‌های با اهمیت از روش PN استفاده شد، به طوری که مقادیر ۰/۱/PN به عنوان تاخنچاری‌های مهم در نظر گرفته شدند. با توجه به نقشه‌های هنابری متوجه شدیم که پیشترین میزان غنی‌شدگی مس و موئیدن در نواحی مرکزی تر و در سنگهای کوارتز‌مورژونیتی و دیبوریتی اتفاق افتاده حال آن که تاخنچاری‌های مرتبه با هنابر روی، نقره و سرب در قسمت‌های جواهیری‌ای منطقه و در سنگهای آندزی‌ی به نظر نمی‌رسد.

۵- هاله‌های هرگز

از آنجا که هدف نهایی در یک پروژه آکتشافی ثبت هاله‌های ژئوشیمیایی مرتبط با توده کالساری است، برای تکیک محدوده‌های با ارزش از مناطق کالی‌سازی پراکنده، بدون ارتباط با کالی‌سازی از روش‌هایی مختلفی استفاده می‌شود "اگر تها داده‌های یک افق در دسترس باشد، با توجه به این که مناطق با کالی‌سازی پراکنده برخلاف هاله‌های همراه با مناطق کالی‌سازی انتصادی هیچ گونه منطقه‌بندی احتی مخصوصی تشکیل نمی‌دهند، برای تمايز این در می‌توان از روش هاله‌ای مرکب جسمی استفاده کرد (حسنی‌پاک، ۱۳۸۰). از آنجا که بر اساس بررسی‌های اولیه محدوده مورده بررسی برای فناوری مس و موئیدن پورفیری مستعد در نظر گرفته شده بود در این تحقیق از نقشه‌های هاله مرکب جسمی هنابر فرق کالساری همچون Pb+Zn و As+Sb و هنابر تحت کالساری Cu+Mo استفاده شد. مسی برای نیل به نتایج بeter، از نسبت مجموع هنابر باشد استفاده Pb+Zn/Cu+Mo و As+Sb/Cu+Mo و شد، به طوری که در مرحله پیلی نقشه‌های Cu+Mo از داده‌های ترسیم شد. لازم به ذکر است که برای رسم تمام نقشه‌های مذکور از داده‌های



شکل ۱- نمای کلی منطقه که توسط پانل ETM از آن اخذ شده است

جدول ۱- مختصات جغرافیایی محدوده اکتشافی کوهنگ

رُؤوس	A	B	C	D	E	F
طول جغرافیایی	۲۹°	۲۵° ۲۹"	۵۷° ۳۲" ۲۸"	۲۸° ۳۲"	۵۲° ۲۹' ۴۲"	۵۲° ۲۹' ۴۲"
عرض جغرافیایی	۴۴"	۳۲° ۵۵' ۳۰"	۵۵° ۳۱"	۵۷° ۲۱"	۳۲° ۵۷' ۲۰"	۳۲° ۵۷' ۲۰"

جدول ۲- واحدهای سنگ‌شناختی در محدوده اکتشافی کوهنگ

سن واحد سنگ شناسی	نوع دگرسانی موثر بر آن	واحدهای لیتولوژی موجود در محدوده اکتشافی
انوسن	پروپیلیتیک	گذاره‌های اندریتی
انوسن بالایی	اغلب همراه با انتراسیون آرژیلیک و در قسمتهای داخلی تر با انتراسیون فیلیک نمی‌شود	اندریت‌های پورفیری
میوسن پایینی	فیلیک و آرژیلیک	سنگهای آتشفشاری برخشی شده
میوسن میانی	در بیشتر مواقع دگرسانی فیلیک بر آن تاثیر گذاشته است	داسیت‌های پورفیری
میوسن بالایی	فیلیک و پروپیلیتیک	منکروندوریت
میوسن بالایی	فیلیک و پروپیلیتیک	کوارتز مونزونیت

جدول ۳- پارامترهای آماری مس بر اساس داده‌های خام، شاخص غنی‌شدگی و نرمال برای نمونهای سنگی

Statistics

N			CU-PPM	EI-CU	NORMCU
	Valid	Missing	143	143	143
Mean			269.8455	1.5544	-.0654
Median			100.0000	1.0000	.0010
Std. Deviation			714.74446	1.92694	1.01932
Variance			510859.64	3.71309	1.03902
Skewness			8.589	3.529	.000
Std. Error of Skewness			.203	.203	.203
Kurtosis			86.097	16.386	-.270
Std. Error of Kurtosis			.403	.403	.403
Minimum			7.00	.10	-2.29
Maximum			7740.00	13.48	2.60

جدول ۴- ارزیابی سطح فرسایش محدوده کائساری به روش سولروف

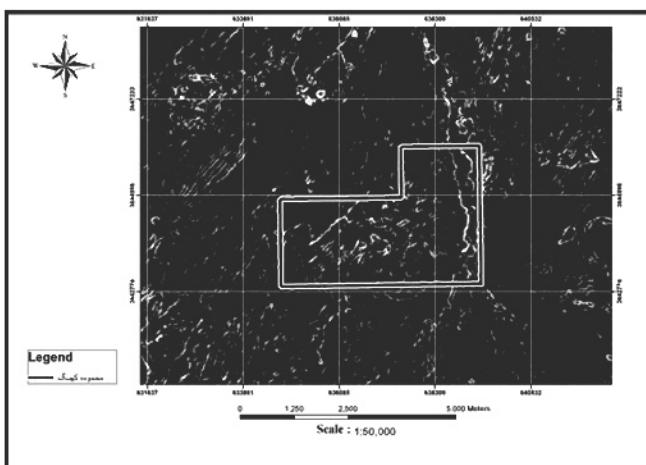
Data Soil	Percent	Pb+Zn/Cu+Mo	As+Sb/Cu+Mo
Anomaly	0.99	18.124	16.9908
	0.975	8.517	9.38044
Threshold	0.845	3.025	1.63899



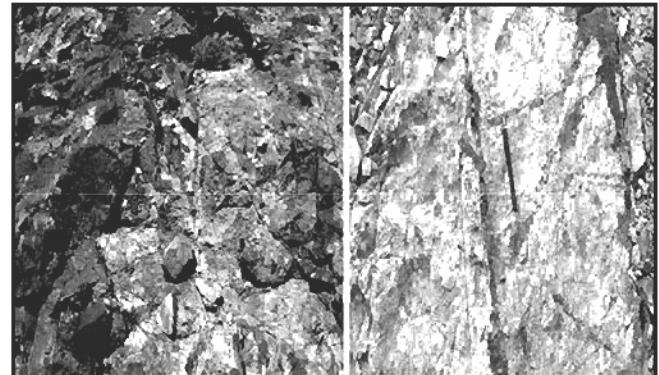
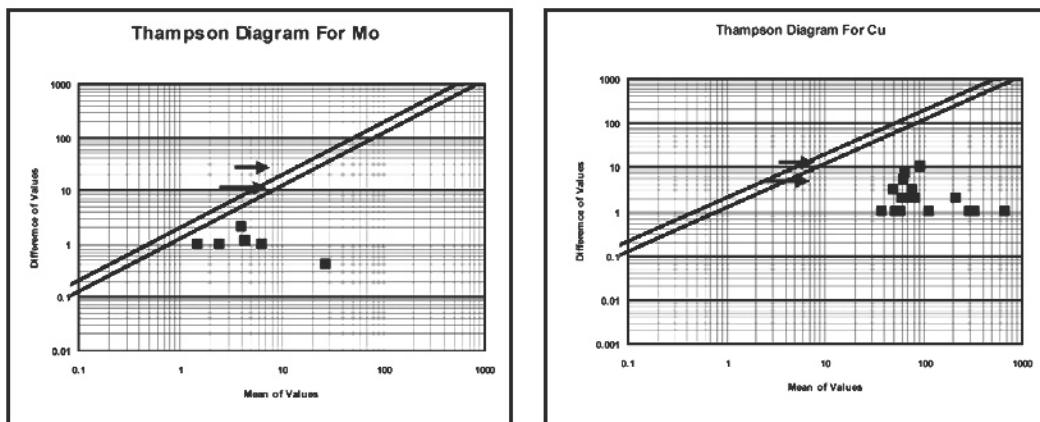
شکل ۳- برش‌های گرمایی حاوی دگرسانی فیلیک



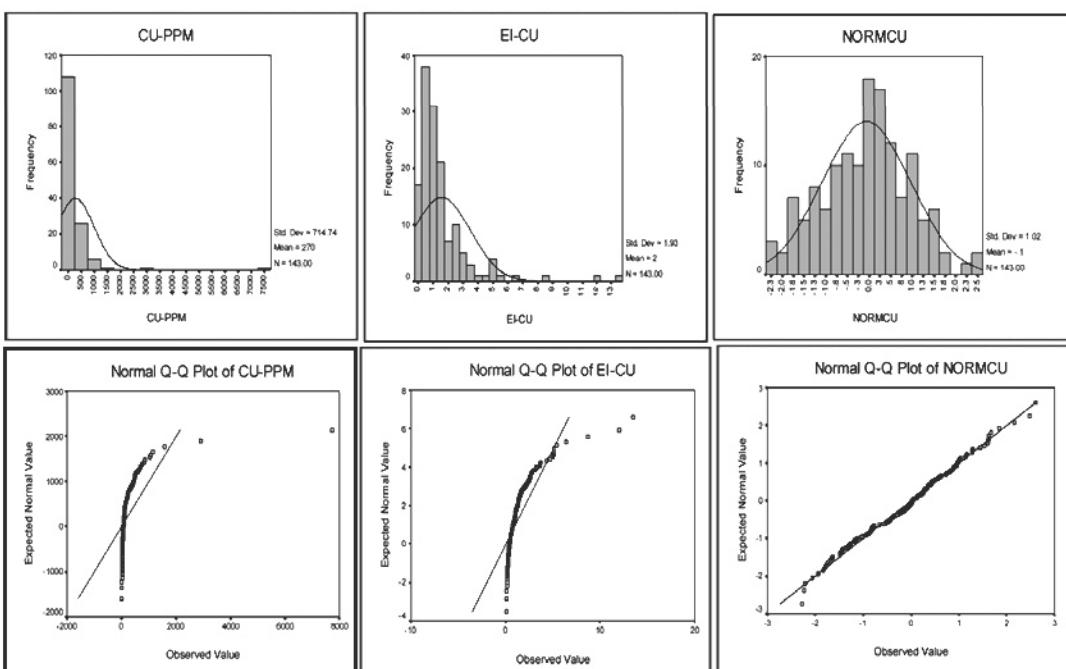
شکل ۴- دایک‌های قلوه سنگی در سنگ‌های آتشفشاری برخشی



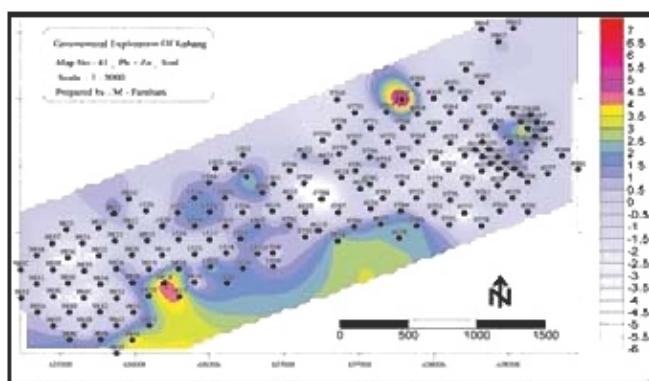
شکل ۵- تصویر خلوارهای و گسل‌ها در محدوده اکتشافی


 شکل ۶- استوکتورک‌های ساری سیلیس و اکسید‌آهن در داسیت‌های پورفیری باخت
محدوده اکتشافی


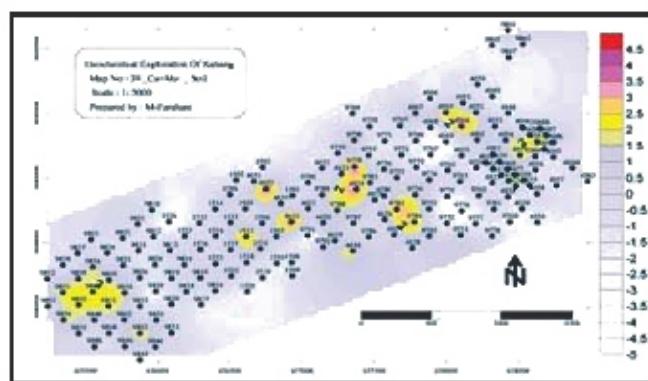
شکل ۷- نمودار کنترلی تامپسون برای عنصر مس و موأیدین بر اساس نمونه‌های خاک



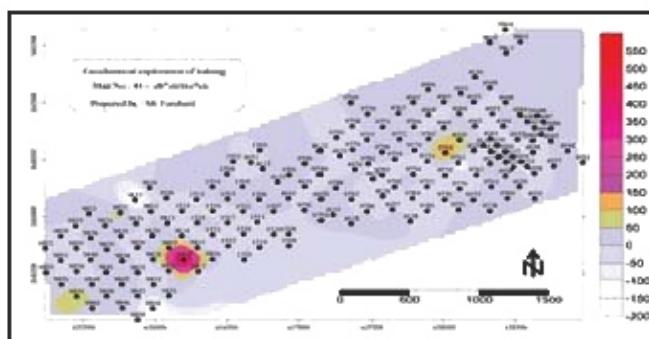
شکل ۷- هیستوگرام‌های فراوانی عددی و نمودارهای Q-Q بر اساس داده‌های خام، شاخص غنی‌شدنگی و نرمال مس



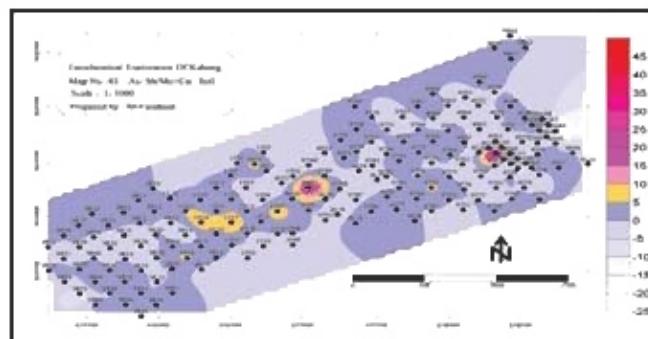
شکل ۹- نقشه تابعه ای سرب و روی (هاله مرکب جمی هنامز تخت کاتساری) همان طور که در نقشه نیز دیده می شود پیشترین میزان تمرکز هنامز فرق کاتساری در ساخته های منطقه انتقال لقاحه است.



شکل ۱۰- نقشه تابعه ای سرب و روی (هاله مرکب جمی هنامز تخت کاتساری) همان طور که در نقشه نیز مشاهده می شود پیشترین میزان تمرکز این دو هنامز در قسمت های مرکزی و در کوکار تر مترزولیت ها و دیوریت ها انتقال لقاده است.



شکل ۱۱- نقشه تابعه ای محدوده اکتشافی، بر اساس محاسبه نسبت هاله مرکب ضریب هنامز فرق کاتساری به تخت کاتساری (نسبت حاصله ضرب سرب و روی به سرب و روی) (میان طور)



شکل ۱۲- نقشه تابعه ای محدوده اکتشافی، بر اساس محاسبه نسبت هاله مرکب جمی هنامز فرق کاتساری به تخت کاتساری به محدوده ایجاد نتایج بینهای جویت خارجی

نتایج تابعه ای

- آذاری، ۳-ح. و گریم یور، م-ح-، ۱۳۸۱- نام گلزاری و طبقه بندی جامع ستگه های رسوبی، آذرن و دگر گونی، انتشارات دانشگاه قردوسی مشهد، صفحه ۱۱۶- ۱۱۷
- آذاری، ح. و ابوری، م-، ۱۳۸۲- فرهنگ ملایم و ذخایر معدنی، صفحات ۱۱۶، ۱۲۶، ۱۳۰، ۱۴۰
- آذاری، ح-، ۱۳۸۵- زمین شناسی ایران، انتشارات سازمان زمین شناسی ایران، صفحات ۱۷۵، ۱۷۶، ۱۷۷، ۱۷۸، ۱۷۹
- اسدی هارونی، م-، ۱۳۸۵- گزارش کار اول از این ده، توسط هر کوت مهندسی در سایپرد از این ده محدوده، اکتشافی کهنه که
- حسنی پاک، ع. و شرف الدین، م-، ۱۳۸۰- تحلیل داده های اکتشافی، انتشارات دانشگاه تهران، صفحات ۳۷۵-۳۷۶
- حسنی پاک، ع-، ۱۳۷۷- اصول اکتشافات ژئوشیمیایی (مواد معدنی)، انتشارات دانشگاه تهران، صفحات ۱۳- ۲۷۷-۲۸۰، ۱۷۷-۱۷۸
- خریز، د- و قربانی، تاجبخش، م-، ۱۳۷۸- کاتسارهای سرب در ایران، سازمان زمین شناسی کشور، صفحات ۱- ۱۲
- راداطر، ج. و کهنه سال، ر-، ۱۳۸۱- نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ کوه های، سازمان زمین شناسی کشور
- علی پوشانی، م-، ۱۳۷۸- زمین شناسی کاتسارها (ترجمه)، انتشارات دانشگاه امیر کبیر، صفحات ۲۲۲-۵۰۳، ۱۷۶-۵۷۷
- کریم‌خورد، م-ح. و سعادتی، س-، ۱۳۷۸- زمین شناسی اقتصادی، دانشگاه قردوسی مشهد، صفحات ۱- ۱۳۷، ۱۳۸-۱۳۹
- یزدی، م-، ۱۳۸۱- روش های مرسوم در اکتشافات ژئوشیمیایی، انتشارات دانشگاه فردیس یزدی، صفحات ۱- ۲۲

References

- Rollinson, H. , 1993- Using geochemical data , evaluation , presentation ,interpretation. Longman scientific and technical, p.9-21
- Rose, A. M. & Burt, D. M., 1979- Hydrothermal Alteration, p. 173-235
- Sillitoe, R.H., 2003- Linkages between volcano tectonic setting, ore-fluid compositions, and epithermal precious-metal deposits, p.315-343
- Selovov, A.P. ,1987- Geochemical prospecting , Mir publisher , Moscow, p.157-280
- Swan, A.R.H. , Sodilands, M. & McCabe, P., 1995-Introduction to geochemical data analysis ,Backwill Science, p.446
- Wellmer, F.W., 1998- Statistical Evaluations in exploration for minerals deposits ,New York, p.379

Geochemical Study of Vein-Type Tungsten-Copper Mineralization in Southwest of Shazand

M. Abdi¹, M. Ghaderi^{1*}, N. Rashidnejad-Omran¹ & A. Najafi²

¹Department of Geology, Tarbiat Modares University, Tehran, Iran

² National Geoscience Database of Iran, Tehran, Iran

Received: 2007 July 15 Accepted: 2008 August 02

Abstract

Two cases of tungsten-copper vein-type mineralization have been studied in the Nezam-abad and Deh-hossein areas, in southwest of Shazand. The hydrothermal quartz-tourmaline mineralized veins have different host rocks (biotitic-granite and meta-sandstone). Considering similar ore metals (tungsten-copper-tin-lead-zinc) in the Nezam-abad and Deh-hossein areas, same mineralogy of veins (quartz-dravite) and similar REE variation patterns in the two areas, it is suggested that the Nezam-abad and Deh-hossein mineralized veins have the same origin. It means, when the Br-bearing fluids were active, they caused the quartz-tourmaline vein-type mineralization in this area. Considering the barren intrusions in the area and other mineralogical-geochemical evidences in this study, it could be concluded that tungsten and other metallic elements in the Nezam-abad and Deh-hossein ore-bearing veins have a sedimentary/metamorphic origin.

Keywords: Tungsten, Copper, Vein-type, Mineralogy, Geochemistry, Origin, Nezam-abad, Deh-hossein, Shazand.

For Persian Version see pages 37 to 50

*Corresponding author: M. Ghaderi; E-mail: mghaderi@modares.ac.ir

Geochemical Investigation in Exploration Kahang Area

M. Farmahini Farahani^{1*}, A. Khakzad², H. Asadi³, M.H. Emami⁴ & I.Rasa⁵

¹Islamic Azad University, Karaj Branch, karaj, Iran

²Islamic Azad University, Research and Science campus, Tehran, Iran

³ Industrial University of Esfahan, Esfahan, Iran

⁴ Research Institute for Earth Sciences, Tehran, Iran

⁵ Faculty of Earth Sciences, Shahid Beheshti University, Tehran, Iran

Received: 2008 July 26 Accepted: 2008 September 06

Abstract

Regional exploration of Kahang is located at 73 km of north east of Esfahan city and 10 km of east of Zefreh town. This deposit is located in Uromieh-Dokhtar volcanoplutonic belt. For the first time this deposit was investigated with using the satellite images processing (TM). Base on the primary study, such as field survey, geophysical study, R.S.and petrography and mineralogy investigation the region was founded suitable place for resources of Copper (Cu) and Molybdenum (Mo).Kahang region is an alteration and breccia zone. In generally, more than %99 of rocks of this region are affected by hydrothermal fluids become in the low and high alteration degrees.The rocks of the area include Andesite, porphyritic andesite, Dacite, porphyritic rhyodacite, Diorite, Quartz monzonite and porphyry micro granite. In plutons, from rim to center of massive, is a trend from basic to acid features with less age.For geochemical surveying, 174 soil samples in systematic method and 143 rock samples of the area have been collected. They are been analyzed for 45 elements using ICP – MS method in Amdel laboratory of Australia. After assurance of accuracy of the results, statistic parameters are calculated. Then correlation coefficient measures of data calculation using two and multi variables analyze methods.Thus, based on mean measures and standard deviation of normalized data of elements, anomaly of locations is distinguished and they are presented as a table. At this stage for separation and identification of important anomalies using P.N. method. For introducing of the best locations for excavation and also study of geochemical behaviors of Cu and Mo, anomalous maps of 10 elements drown include of Cu, Mo, Au, Ag, Pb, Zn, As, Sb, Mn and Ba. The anomalous maps are drown in first step based on standard normalized duet and percent measures and in the second step with threshold limits plus amounts of standard deviation.Accordingly, it is delineate that the most concentration of hypogenous ores such as Cu and Mo in central part of area in Quartz monzonites and Diorites occurred, whereas the most concentration of superegenous ores such as Pb, Zn and Ag in the rim part of area in andesitic rocks occurred. Finally, for attainment of better results and recognition of anomalies correlated to ores, the composites haloes method is used and the map of composite haloes of superegenous and hypogenous ores are prepared based on standard normalized data. Solovov method is used for evaluation of erosion

surface in ore area. On this base, if the amount of sum of standard normalized data of supergen ore to hypogens ratio is larger than one, we can conclude that the main ore bodies exist in the depth and it conserved from erosion processes.

Key words: Geochemical Investigation, Porphyry Copper and Molybdenum deposit, Composite Haloes, Kahang

For Persian Version see pages 51 to 56

*Corresponding author: M. Farmahini Farahani; Email: fm_farahani@yahoo.Com

Effect of Crashed Areola during Blast Advancing on 3dimention Numerical Analysis of Tunnel's Displacements "With Respect to 10th km of Gavooshan Tunnel"

H. Bahrami^{1*}, A. Uromishy¹, M. Ahmadi² & S. Soleymani¹

¹Engineering Geology Department, Faculty of science, Tarbiat Modarres University, Tehran, Iran

²Rock Mechanic Department, Faculty of Engineering, Tarbiat Modarres University, Tehran, Iran

Received: 2006 July 30 Accepted: 2008 October 29

Abstract

In a perfect design of underground spaces, amount of total displacement from the point of stability analysis is fundamental. In empirical and numerical stability analysis periphery of excavated area is consider as a continued mass. When an underground space is excavated by blasting process, so periphery of tunnel is damaged by that process. As a result, those materials are not continued. In this research this area named "Crashed arcata". 3 dimensional distinct element methods has more adapted with this area, while compared to other numerical methods. 3DEC 4.0 which is based on this method was chosen as a numerical codes. 10th kilometers of Gavooshan tunnel which is water conveyance tunnel is considered as a case study. The part of this tunnel which studied in this research is surrounded by ophiolitic gabbro rock mass. For modeling of this tunnel two conditions were considered, first with continue media of rock mass and second discontinue media so called crash areola. One of the advantages of this part of tunnel is installation of instrumentation with very scientific methods and absence of lining in the other hand. The outputs of numerical solution were shown that modeling by considering crash areola is near to data collection by instrumentations.

Keywords: Crashed areola, Blast advancing, Numerical modeling, 3DEC, Gavooshan tunnel.

For Persian Version see pages 57 to 64

*Corresponding author: H. Bahrami; E-mail: Bahrami22@yahoo.com.