



IRANIAN MINES AND MINING INDUSTRIES DEVELOPMENT
AND RENOVATION ORGANIZATION

سازمان توسعه و نوسازی معادن و صنایع معدنی ایران

بررسی زمین‌شناصی به منظور تعیین خاستگاه
عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده معدن
نفلین سینیت سراب (رزگاه) و پتانسیل یابی
عناصر خاکی و کمیاب در محدوده مذکور

گزارش خلاصه مدیریتی

شماره قرارداد ۳۷۶۸۸

جهاد دانشگاهی واحد صنعتی اصفهان

علی قاسمی

بِسْمِ اللَّهِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ

شناسنامه پروژه

عنوان پروژه: بررسی زمین‌شناسی به منظور تعیین خاستگاه عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده معدن نفلین سینیت سراب (رزگاه) و پتانسیل یابی عناصر خاکی و کمیاب در محدوده مذکور

گزارش ارسالی: خلاصه مدیریتی کارفرما: سازمان توسعه و نوسازی معدن و صنایع معدنی ایران (ایمیدرو)
 مجری: جهاد دانشگاهی واحد صنعتی اصفهان

مدیر پروژه: علی قاسمی

همکاران پروژه: هاشم باقری، ندا ماهوش، اکرم السادات میرلوحی، صادق کیانپوریان

مقدمه

کانسارهای عناصر خاکی کمیاب در گستره پهناوری از موقعیت‌های ژئودینامیکی زمین‌شناسی، هم به صورت همزاد و هم به صورت دیرزاد تشکیل می‌شوند. اگرچه ذخایر پلاسربی و کربناتیتی، مهم‌ترین منبع تولید عناصر خاکی کمیاب در طول تاریخ به شمار آمده‌اند، ولی ذخایر غنی از عناصر خاکی کمیاب می‌توانند در انواع موقعیت‌های زمین‌ساختی، کانساری و سنگی آذرین، رسوبی و دگرگونی تشکیل شوند. به طور کلی، کانسارهای عناصر خاکی کمیاب شامل کربناتیتها، پلاسراها، سنگ‌های آذرین پرآلکالن گرانیتی و سینیتی، کانسارهای آهن دارای REE، پگماتیت‌ها، رگه‌های فلورین و کوارتز گرمابی، کانسارهای اسکارن، لاتریت‌های بازماندی غنی از REE و کانسارهای بازماندی REE هستند. معادن عظیم آن‌ها در برزیل، رودزیا، افریقای جنوبی، اسکاندیناوی، کانادا، هندوستان، اوگاندا و روسیه قرار دارد. در این مناطق ذخایر عناصر خاکی کمیاب به سنگ‌های آلکالی و کربناتیتها و گاهی معادن آهن وابسته‌اند. از لحاظ حجمی سنگ‌های آلکالن کمتر از یک درصد کل سنگ‌های آذرین را تشکیل می‌دهند. این سنگ‌ها غالباً از عناصر آلکالی غنی و از نظر سیلیس تھی هستند، بخش زیادی از توجه معطوف شده به سنگ‌های آلکالن به خاطر تمرکز بالای عناصر ناسازگار یا عناصر لیتوفیل بزرگ در آن‌هاست. از آنجا که سنگ‌های آلکالن شناخته شده ایران برای تمرکز احتمالی عناصر کمیاب و کمیاب خاکی در استان‌های آذربایجان شرقی، غربی و اردبیل شامل توده‌های نفوذی کلیبر، بزقوش، رزگاه، لوسيتیت‌های جزیره اسلامی و توده‌های آلکالی در بخش‌های مختلف این پهنه است و اکثریت این توده‌ها در یک امتداد خطی قرار گرفته‌اند، مجموعه استان‌های آذربایجان شرقی، غربی و اردبیل به عنوان پهنه مستعد برای انجام عملیات اکتشاف محسوب می‌شوند. هدف از انجام این پروژه بررسی زمین‌شناسی به منظور تعیین خاستگاه عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده معدن نفلین سینیت سراب (رزگاه) و پتانسیل یابی عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده مذکور می‌باشد.

توده رزگاه در حاشیه جنوبی پهنه آتشفسانی اهر- ارسباران قرار دارد که بخشی از پهنه البرز غربی است. در این پهنه سنگ‌های آتشفسانی ائوسن روی رسوبات فلیش ژوراسیک کرتاسه واقع شده‌اند و این مجموعه مورد نفوذ سنگ‌های درونی الیگومیوسن قرار گرفته است. سن نسبی توده رزگاه الیگوسن تعیین شده است و روی آن را رسوبات میوسن پوشانده است. افزون بر توده اصلی (استوک) تعدادی دایک هم در توده وجود دارد که تمرکز آن‌ها بهویژه در بخش غرب و شمال‌غربی توده است. ضخامت دایک‌ها متغیر و از حدود چند سانتی‌متر تا چند متر و طول آن‌ها از چند متر تا ده‌ها متغیر است. علاوه بر دایک‌ها می‌توان تعداد زیادی رگه سیلیکایی را در بخش‌های مختلف توده بهویژه همراه با دایک‌ها و بهموازات و در بلافصل آن‌ها مشاهده کرد که تمرکز آن‌ها در بخش غربی توده بیشتر است. ضخامت رگه‌ها در برخی مکان‌ها حداکثر به چند سانتی‌متر می‌رسد. سنگ‌های اطراف رگه‌ها غالباً بهشدت دگرسان شده هستند. در غرب و شمال شرق توده، رگه و رگچه‌های دارای کانی‌سازی مس به صورت ملاکیت و گاهی آзорیت نیز به همراه رگه‌ها دیده می‌شود و آثار این نوع کانی‌سازی مس در امتداد و بهموازات برخی از دایک‌ها همراه با رگه‌های سیلیکایی بهروشنی قابل مشاهده است.

این مطالعات جهت بررسی زمین‌شناسی به منظور تعیین خاستگاه عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده معدن نفلین سینیت سراب (رزگاه) و پتانسیل‌یابی عناصر نادر خاکی و کمیاب در محدوده دارای پروانه بهره‌برداری به وسعت ۱۳ کیلومترمربع می‌باشد که مشتمل بر مشاهدات صحرایی، نمونه‌برداری حدود ۱۰۰ نمونه لیتوژئوشیمیایی از رخنمون‌های سنگی توده‌های آلکالن، سنگ‌های تحت اشباع و دایک‌ها و مناطق کانی‌سازی و دگرسانی و نیز نمونه‌برداری از مغزه‌های ۲۳ گمانه اکتشافی به عمق حدود ۳۱۰۰ متر (حدود ۵۰ نمونه)، نمونه‌برداری از واحدهای سنگی جهت تهیه مطالعات میکروسکوپی مقاطع نازک و صیقلی، مطالعات سیالات درگیر، آنالیز شیمیایی نمونه‌ها بر اساس ICP-MS، XRF، XRD و تجزیه و تحلیل‌های آماری تک‌متغیره و چندمتغیره، تعیین ژنر و خاستگاه، نمونه‌برداری سطحی و عمقی از گمانه‌های موجود و نهایتاً پتانسیل‌یابی عناصر نادر خاکی و کمیاب می‌باشد. شرح خدمات اجرای طرح شامل موارد ذیل است:

- جمع‌آوری و بررسی اطلاعات و اسناد فنی مرتبط، بررسی نقشه‌های پراکندگی مواد معدنی تعیین مناطق با تراکم بالای کانی‌سازی عناصر نادر خاکی، زون‌ها و ایالت‌های کانی‌سازی امیدبخش حضور عناصر نادر خاکی
- طراحی شبکه نمونه‌برداری لیتوژئوشیمیایی از رخنمون‌های سنگی توده‌های آلکالن، سنگ‌های تحت اشباع و دایک‌ها و مناطق کانی‌سازی و دگرسانی برای مطالعات پتروگرافی، مینرالوگرافی، کانی‌شناسی، سیالات درگیر و تجزیه شیمیایی و نیز گمانه‌های موجود در محدوده مطالعاتی
- نمونه‌برداری لیتوژئوشیمیایی سطحی و برش مغزه‌های موجود و نمونه‌برداری از آن‌ها
- آماده‌سازی و تجزیه شیمیایی نمونه‌های لیتوژئوشیمیایی بروش ICP-MS, XRF, XRD
- انجام مطالعات پتروگرافی، مینرالوگرافی، کانی‌شناسی
- آماده‌سازی و انجام مطالعات سیالات درگیر
- مطالعات آماری پایه، پردازش داده‌های ژئوشیمیایی تهیه نقشه‌های ژئوشیمیایی به همراه تعبیر و تفسیر آنومالی ژئوشیمیایی و معرفی محدوده‌های امیدبخش
- تهیه نقشه‌های ژئوشیمیایی، تفسیر آنومالی ژئوشیمیایی و معرفی محدوده‌های امیدبخش
- تهیه نقشه تلفیقی و تعیین مناطق امیدبخش
- تحلیل‌های زمین‌شناسی و اکتشافی، تعیین ژنز و خاستگاه و پتانسیل‌یابی عناصر نادر
- تهیه گزارش پایانی

بحث

با توجه به محدودیت‌های شرکت نفلین سینیت در خصوص بایگانی گمانه‌های موجود مقرر شد پس از دریافت نتایج حاصل از آنالیزهای شیمیایی نسبت به انتخاب و نمونه‌برداری از گمانه‌های موجود اقدام گردد.

منطقه ۱ که در ناحیه شمال غربی معدن به مساحت ۷۷ هکتار واقع شده است. بین ترکیب کانی‌شناسی و سنگ‌شناسی سنگ‌های بخش شمال‌غربی و دیگر بخش‌های توده تفاوت‌هایی دیده می‌شود. در بخش اصلی توده ترکیب سنگ‌شناسی غالب بدون در نظر گرفتن دایک‌ها، پسودولوستیت سینیت است در حالیکه در بخش شمال‌غربی توده ترکیب سنگ‌شناسی متغیر بوده و سنگ‌هایی مانند نفلین‌سینیت، آلکالی‌فلدسپات سینیت دارای نفلین و نفلین مونزو‌سینیت دیده می‌شود.

منطقه ۲ که در ناحیه غربی معدن با مساحتی حدود ۹۲ هکتار معدن قرار دارد علاوه بر سنگ‌های نادگرسان توده و دایک‌های آن، رگه‌ها و رگچه‌هایی از کوارتز، سریسیت و مالاکیت نیز در توده دیده می‌شود که موجب دگرسانی سنگ‌ها شده‌اند. این منطقه به خاطر وجود عوارض مختلف زمین‌شناسی و حضور دایک‌ها و رگه‌های معدنی جهت نمونه‌برداری لیتوژئوشیمیایی انتخاب شده است.

منطقه ۳ که در ناحیه مرکزی معدن با مساحتی حدود ۹۸ واقع شده است. بخش عمده این منطقه از یک واحد سودولیت سینیت حاوی درشت‌بلورهای پسودولوستیت تشکیل شده است. این واحد دارای رنگ ظاهری قهوه‌ای تا خاکستری تیره بوده و اغلب اکسیده می‌باشد و رگچه‌های نازک فراوان اکسید آهن و کربنات در جهات مختلف آن را قطع نموده‌اند. اما سطح شکست تازه سنگ، خاکستری تیره است. کانی‌های مافیک آن کم‌وبیش اکسیده شده و آهن آزادشده آن به درون بافت سنگ نفوذ کرده است. حدود ۲۰-۱۵ درصد این سنگ‌ها را نفلین تشکیل می‌دهد. تمرکز حفاری‌های انجام‌شده در آن دیده می‌شود. در این منطقه واحد

سنگی سودولیت سینیتی شدیداً آرژیلی شده است. در این منطقه علاوه بر نمونهبرداری از واحدهای سنگی از گمانه‌های حفاری شده نیز نمونهبرداری شد.

بر پایه مطالعات کانی‌شناسی سنگ‌های نادگرسان ترکیب سنگ‌شناسی استوک و دایک‌های رزگاه متنوع است و ترکیب آن‌ها از پسودولوسيت سینيت، پسودولوسيت مونزوسينيت، نفلين سينيت، مونزوسيوريت داراي نفلين، مونزوسييت داراي نفلين، آلکالی‌فلدسپات سینيت داراي نفلين و تا سينيت داراي نفلين متغير است. افزون بر سنگ‌های يادشده، فوليت تفریتی، تفریت فنولیتی و همچنین فنولیت، سینيت داراي کوارتز، مونزوسييت و گابرو نیز برای واحدهای سنگی توده رزگاه معرفی شده است. علاوه بر سنگ‌های نادگرسان توده و دایک‌های آن، رگه‌ها و رگچه‌هایی از کوارتز، سریسیت و مالاکیت نیز در توده دیده می‌شود که موجب دگرسانی سنگ‌ها شده‌اند رخداد این رگ‌ها و دگرسانی همراه آن‌ها غالباً از روندهای خطی روی زمین پیروی می‌کند و گاهی همراه با دایک‌هایی دیده می‌شوند که به شدت دگرسان شده‌اند و رنگ آن‌ها سفیدتر شده است و تخلخل سنگ‌ها هم افزایش یافته است. روند رگ‌ها مانند رگ‌های واجد مالاکیت غالباً موازی با دایک‌ها است.

نفلین در سنگ‌های دیواره رگ‌ها به شدت دگرسان شده است و جای آن‌ها را کانی‌های رسی و سریسیت پرکرده است ولی فلدسپات‌های پتاسیم سنگ در بیشتر موارد دچار دگرسانی نشده و به صورت شفاف در سنگ باقی مانده‌اند. کوارتز در تمامی انواع رگ‌ها وجود دارد و همراه با آن سریسیت و آدولاریا قابل مشاهده است در برخی از رگ‌ها افزون بر کانی‌های يادشده مقدار زیادی مالاکیت و گاهی آزوریت دیده می‌شود که دارای بافت کلوفورم هستند و فضاهای خالی سنگ را پرکرده‌اند. با اینکه بسیاری از رگ‌ها فقط از کوارتز و سریسیت تشکیل شده‌اند ولی در برخی رگ‌ها مقدار مالاکیت گاه به چند درصد می‌رسد. در این رگ‌های واجد مالاکیت کانی کوولیت دیده شده است که به کانی ثانویه و مالاکیت تبدیل شده است همچنین دگرسانی سبب شده است تا کانی‌های فرو مینیزین به کانی‌های اکسید آهن تجزیه شوند و ایلمنیت و مگنتیت سنگ‌ها نیز به کانی‌های اکسید تیتانیم و اکسید آهن از جمله هماتیت تبدیل شوند همچنین در سنگ دیواره سریسیتی نیز مقدار بسیار کمی پیریت دیده شده که در حال تبدیل به گوتیت است.

به طور کلی دایک‌های میکروسینیتی، رگه‌ها و دایک‌های نفلین‌سینیت، دایک‌های مرکب و رگه‌های سیلیسی توده آذین رزگاه را قطع کرده‌اند که در بخش غربی توده (مناطق ۱ و ۲) فراوان‌تر هستند. رخداد سنگ‌های آلکالن با مناطق دارای کانی‌سازی ثانویه مس در برخی بخش‌های توده متاآلومینوس-پرآلکالن رزگاه در شمال‌غرب شهرستان سراب سبب شد تا این توده از دید احتمال رخداد کانی زایی و حضور عناصر نادر خاکی و کمیاب مورد توجه باشد. در پژوهش حاضر با استفاده از مطالعات کانی‌شناسی، سنگ‌شناسی و ژئوشیمیایی، توان کانه‌زایی عناصر فوق در این توده مورد ارزیابی قرار گرفت. سنگ‌های توده رزگاه روند تبلور تفریقی را به نمایش گذاشتند و دارای تنوع سنگ‌شناسی از مونزودیوریت نفلین دار تا نفلین‌مونزوزینیت، پسودولوویت مونزوزینیت و نفلین‌سینیت هستند. ارزیابی ویژگی‌های ژئوشیمیایی استوک و دایک‌های رزگاه با تأکید بر رفتار عناصر کمیاب خاکی در طی تفرقی ماگمایی نشان داده که آپاتیت تأثیر زیادی بر تنظیم غلظت عناصر کمیاب خاکی، U و Th داشته است و زیرکن تا حد کمتر در سنگ‌های تفرقی یافته تر عناصر کمیاب خاکی سنگین، U، Th و عناصر HFS (Ti,Ta,Nb,Hf,Zr) را در خود جای داده است. تنوع واحدهای سنگی، تغییرات زیرکن و آپاتیت در واحدهای مختلف به عنوان کانی‌های حمل‌کننده عناصر کمیاب و نادر خاکی، دایک‌های متنوع و رخداد کانه‌زایی مس از پارامترهای انتخاب مناطق پیشنهادی جهت انجام مطالعات است. بر اساس مطالعات ماکروسکوپی و میکروسکوپی مقاطع نازک، سنگ‌های منطقه شامل توده نفوذی و دایک‌ها می‌شود. پتروگرافی توده نفوذی نشان دهنده حضور سنگ‌های نفلین گابروی الیوین‌دار، نفلین مونزوزینیت، پسودولوویت سینیت و پتاسیم فلدسپات نفلین سینیت است. همچنین دایک‌ها شامل دایک‌های بازیک یا لامپروفیر است و با توجه به حضور لوویت و آمفیبول می‌توان آن‌ها را از جمله لامپروفیرهای آلکالن (قلیایی) دانست. رگه‌های سیلیس‌دار و رگه‌های کانه‌دار از جمله رگه‌هایی هستند که گاهی همراه با دایک‌ها و گاهی به تنها‌یی توده را قطع کرده و کانه‌های آن‌ها شامل اکسید آهن و کربنات مس است. بر پایه نتایج حاصل از آنالیز

XRD برای تعدادی از نمونه‌های منطقه مورد پژوهش، مشخص گردید که فازهای اصلی شامل فلدسپات پتاسیم و فازهای فرعی شامل ایلیت، کائولینیت و به مقدار کمتر، گوتیت، آلبیت، آنالسیم، کلسیت و به میزان کمتر هماتیت است. وجود پسودولوویت، حاشیه واکنشی در اطراف کلینوپیروکسن و الیوین، وجود نفلین در اطراف پلاژیوکلاز و نفلین‌های دگرسان شده و خورده‌گی پلاژیوکلاز به تغییر ترکیب ماغما و فشار وارد بـر آن اشاره دارند و وجود یک مخزن مـاگـمـایـی در نزدیک سطح برای تشکیل سنگ‌های منطقه را مـیـتوـان در نظر گرفـت. همچنین با درنظر گرفتن تشکیل پسودولوویت‌ها، مذاب اولیه، پتاسیک‌تر از مـاگـمـاهـایـی بـودـهـ کـهـ بـعـدـاـ تـزـرـیـقـ شـدـهـانـدـ.

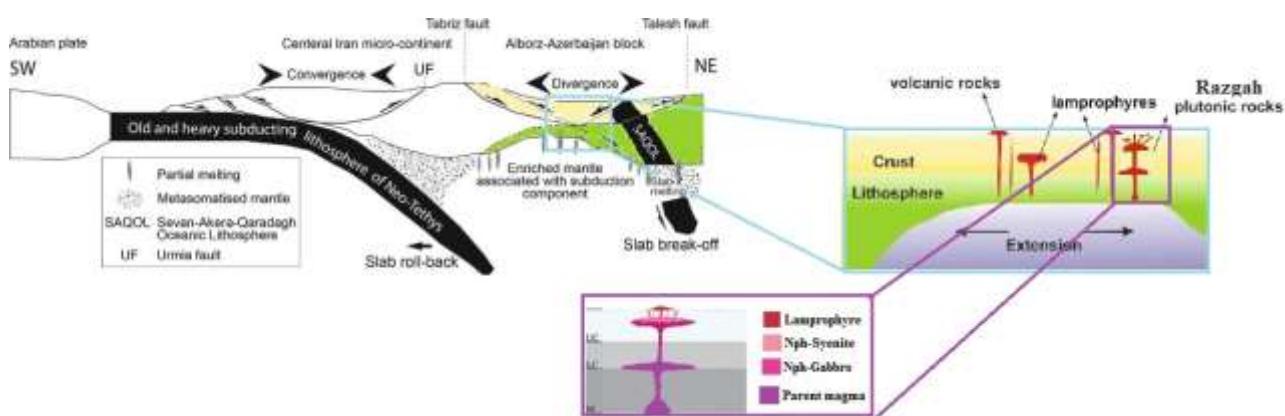
بررسی مقاطع نازک - صیقلی نشان مـیـدهـدـ کـهـ رـخـدادـ مـالـاـکـیـتـ درـ سنـگـهـایـ توـدهـ نـفوـذـیـ وـ نـیـزـ درـ مـیـانـ رـگـهـایـ کـوـارـتـرـ حـادـثـ شـدـهـ وـ اـینـ پـدـیدـهـ مـوـجـبـ دـگـرـسـانـیـ شـدـیدـ توـدهـ نـفوـذـیـ شـدـهـ اـسـتـ اـمـاـ اـینـ دـگـرـسـانـیـهـاـ بـرـ روـیـ کـانـیـ آـپـاتـیـتـ.ـ تـاثـیرـیـ نـدـاشـتـهـ اـسـتـ وـ بـلـورـهـایـ آـپـاتـیـتـ سـالـمـ باـقـیـ مـانـدهـانـدـ؛ـ بـنـایـرـایـنـ،ـ پـتـانـسـیـلـ بـرـرسـیـهـایـ رـئـوـشـیـمـیـایـیـ اـیـنـ کـانـیـ وـجـودـ دـارـدـ.ـ بـرـ اـسـاسـ دـادـهـهـایـ ژـئـوـشـیـمـیـ سـنـگـ کـلـ مـقـدـارـ اـکـسـیدـ هـمـهـ عـنـاصـرـ اـصـلـیـ بـهـ غـیرـ اـزـ K₂Oـ بـاـ اـفـزـایـشـ سـیـلـیـسـ،ـ کـاهـشـ یـافـتـهـ وـ مـقـدـارـ P₂O₅ـ نـسـبـتـ بـهـ CaOـ اـفـزـایـشـ مـیـ یـابـدـ.ـ بـرـرسـیـهـایـ ژـئـوـشـیـمـیـ نـشـانـ مـیـدهـدـ کـهـ بـهـ طـورـ کـلـیـ،ـ دـایـکـهـاـ وـ رـگـهـایـ هـمـراـهـ باـ توـدهـ نـفوـذـیـ رـزـگـاهـ،ـ اـزـ نـظـرـ مـیـزـانـ Oـ غـنـیـ تـرـ اـزـ توـدهـ نـفوـذـیـ هـسـتـنـدـ ولـیـ اـزـ نـظـرـ CaOـ وـ Na₂Oـ فـقـيـرـتـرـ اـزـ توـدهـ نـفوـذـیـ مـیـ باـشـنـدـ.ـ مـقـدـارـ Baـ بـهـ اـحـتمـالـ زـيـادـ توـسـطـ فـلـدـسـپـاتـ پـتـاسـیـمـ وـ مـقـادـيرـ Niـ وـ Crـ توـسـطـ تـبـلـورـ کـلـينـوـپـিـرـوـکـسـنـ کـنـتـرـلـ شـدـهـ اـسـتـ.ـ درـ نـمـوـدـارـهـایـ نـامـگـذـارـیـ سـنـگـهـاـ بـرـ اـسـاسـ دـادـهـهـایـ ژـئـوـشـیـمـیـ،ـ نـمـونـهـهـایـ منـطـقـهـ رـزـگـاهـ درـ مـحـدـودـهـ نـفـلـینـ سـیـنـیـتـ،ـ سـیـنـیـتـ وـ آـلـکـالـیـ فـلـدـسـپـاتـ سـیـنـیـتـ قـرـارـ مـیـ گـیرـنـدـ.ـ بـرـ پـایـهـ مـقـادـيرـ اـکـسـیدـهـایـ اـصـلـیـ (Oـ وـ K₂Oـ وـ Na₂Oـ)ـ اـیـنـ سـنـگـهـاـ آـلـکـالـانـ پـتـاسـیـکـ بـودـهـ وـ بـرـ اـسـاسـ ضـرـیـبـ اـشـبـاعـیـتـ آـلـومـینـیـومـ،ـ مـتـالـومـینـیـوسـ تـاـ پـرـآـلـومـینـیـوسـ مـیـ باـشـنـدـ.ـ مـاهـیـتـ مـاـگـمـاـ بـرـ مـبـنـایـ مـقـادـيرـ عـنـاصـرـ فـرـعـیـ Coـ وـ Thـ وـ نـسـبـتـهـایـ Ce/Ybـ،ـ Ta/Ybـ وـ Th/Ybـ اـزـ نـوـعـ کـالـکـالـانـ پـتـاسـیـمـ بـالـاـ وـ مـتـعـلـقـ بـهـ سـرـیـهـایـ شـوـشـوـنـیـتـیـ،ـ مـعـرـفـیـ مـیـ گـرـددـ کـهـ پـائـینـ بـودـنـ مـقـدـارـ TiO₂ـ درـ اـیـنـ سـنـگـهـاـ،ـ تـاـکـیدـیـ بـرـ اـیـنـ وـیـژـگـیـ اـسـتـ.ـ الـگـوـیـ تـهـیـ شـدـگـیـ وـ غـنـیـ شـدـگـیـ عـنـاصـرـ REEـ،ـ LILEـ وـ HFSEـ درـ سـنـگـهـایـ منـطـقـهـ رـزـگـاهـ مـیـ توـانـدـ درـ

ارتباط با فرایند متاسوماتیسم گوشه و یا آلایش پوسته قاره‌ای باشد و بی هنجاری منفی عناصر Nb و Ti را می‌توان جزو بی‌هنجاری منفی TNT (تینانیم، نیوبیم و تانتالیم) محسوب کرد. همچنین، با در نظر گرفتن غنی‌شدگی Pb در همراهی با غنی‌شدگی عناصر LILE و تهی‌شدگی HFSE تشکیل سنگ‌های مورد مطالعه را می‌توان در ارتباط با ذوب گوشه متاسوماتیسم شده همراه با آلایش پوسته‌ای ماقمای گوشه‌ای در ترازهای بالاتر در نظر گرفت. تشابه الگوهای عناصر نادر خاکی و موازی بودن نمونه‌ها در این نمودارها و نمودارهای چندعنصری، دلالت بر تشابه فرایندهای ماقمایی سازنده همه گروه‌های سنگی تشخیص داده شده در منطقه است. افزون بر این، کاهش حلایت P با افزایش مقدار k و REE موجبات جدایش آپاتیت از مذاب مادر را فراهم کرده است. ماقمای مولد مذاب تشکیل دهنده توده‌های نفوذی رزگاه، آمفیبولیت تعیین گردید و محیط‌های مرتبط با فرورانش و قوس‌های پس از برخورد به عنوان محیط تکتونیکی تشکیل این سنگ‌ها در نظر گرفته می‌شود.

با توجه به الگوی REE‌ها و ماهیت آلکالن نمونه‌ها، مشخص می‌شود که مذاب از یک لیتوسferیک مانتل زیر قاره‌ای با درجه ذوب بخشی پائین ایجاد شده است که خود گوشه نیز توسط سیالات و مذاب‌های مشتق شده از مواد قاره‌ای و اسلب اقیانوسی فرورونده در زون فرورانش، چهار آلایش شده است. بررسی ژئوشیمی سنگ کل توده نفوذی رزگاه و لامپروفیرهای همراه نشان داد که احتمالاً یک سنگ منشاء گوشه‌ای با ترکیب اولیه اسپینل لرزولیت با تحمل درجه ذوب بخشی متعادلی معادل ۱ درصد موجبات تشکیل مذاب اولیه را فراهم نموده است. بر پایه مدل ژئوتکتونیکی ارائه شده، پس از فرورانش صفحه عربی به زیر ورقه ایران و شکست اسلب و سپس، رخداد رژیم کششی، ماقمای منشأ گرفته از گوشه غنی شده و ذوب اسلب فرورونده، در قاعده پوسته دچار تفریق بلوری شده و سپس با نفوذ بخش تفریق یافته به ترازهای بالاتر پوسته، آلایش پوسته‌ای صورت گرفته است. با خروج گازها و ایجاد شکستگی‌های عادی در سقف آشیانه، امکان نفوذ دایک‌های لامپروفیری و دیگر دایک‌های قطع کننده توده نفوذی در منطقه رزگاه، ایجاد شده است.

داشتن نشانه‌های محیط فرورانشی می‌تواند به علت افزایش سیالات آزاد شده از لبه فرورونده و اثر متاسوماتیزی آن بر سنگ کره و ذوب این سنگ کره متاسوماتیز شده باشد. بنابراین، شاید بتوان نتیجه گرفت، از زمان ائوسن رژیم پس از برخورد در آذربایجان حاکم بوده است. این مسئله با توجه به هندسه صفحات برخورد کننده که در شمال باخته ایران زمین زودتر انجام شده است، همخوانی دارد. چنانچه عمرانی و همکاران (۲۰۰۸) نیز زمان برخورد قاره‌ای در شمال باخته ایران را قدیمی تر از بخش‌های جنوب خاوری در ایران مرکزی و باخته در ترکیه می‌دانند. Hafkenscheid و همکاران (۲۰۰۶) بر این باورند که لبه فرورونده زیر آذربایجان از ۳۰ تا ۴۰ میلیون سال پیش جدا شده و امروزه در ژرفای ۵۰۰ کیلومتری قرار دارد. Priestley و Maggi (۲۰۰۵) وجود گوشه کم سرعت را به همراه فعالیت آتشفسانی عهد حاضر، نشانه پوسته شدگی گوشه سنگ‌کره‌ای در شمال باخته ایران زمین می‌دانند. با این داده‌ها می‌توان چنین تصور کرد که چون شمال باخته ایران پیش از مناطق دیگر واقعه برخورد قاره‌ای را متحمل شده و یک مرحله از مناطق جنوبی تر جلوتر بوده‌اند، سست کره زیر آن به دلیل شکست لبه فرورونده و در پی آن پوسته‌شدگی، به ترازهای بالاتر انتقال یافته است. مجموع این دو سازوکار می‌توانسته باعث ذوب بخشی گوشه سنگ‌کره‌ای و پوسته زیرین و در نهایت تولید و جای‌گیری توده‌هایی با جایگاه پس از برخورد در آذربایجان شده باشد.

در شکل ۳ مدل ژئوتکنیکی تشکیل سنگ‌های ماقمایی رزگاه که فرورانش صفحه عربی به زیر ورقه ایران و شکست اسلب و سپس، رخداد رژیم کششی را نشان می‌دهد. همچنین ماقمای منشأ گرفته از گوشه غنی شده و رخداد تفریق بلوری در قاعده پوسته و سپس نفوذ بخش تفریق یافته به ترازهای بالاتر پوسته و آلایش صورت گرفته است. با خروج گازها و ایجاد شکستگی‌های عادی در سقف آشیانه، نفوذ دایک‌های لامپروفیری و دایک‌های متعدد دیگر که توده رزگاه را قطع کرده‌اند، رخ داده است.



شکل ۳ مدل ژئوتکتونیکی تشکیل سنگ‌های ماقمایی رزگاه که فرورانش و شکست اسلب و رخداد رژیم کششی را نشان می‌دهد. همچنین ماقمای منشأ گرفته از گوشته غنی شده و تفریق بلوری، نفوذ بخش تفریق یافته به تراز بالاتر پوسته و آلایش پوسته‌ای، خروج گازها و ایجاد شکستگی‌های عادی در سقف آشیانه و نفوذ لامپروفیرها و دایک‌های متعدد قابل برداشت است.

داده‌های شوری و دمای همگن شدن میانبارهای سیال در این اندیس نشان می‌دهد که بیشترین تمرکز میانبارهای سیال در محدوده آب‌های ماقمایی می‌باشد. ضمن تبلور ماقمای قسمت‌های سبک‌تر و قلیایی‌تر و بخارات آبدار، همراه با ترکیباتی که بعداً در حرارت پایین‌تر متبلور می‌شوند، در بخش بالایی اتاق ماقمایی تجمع می‌یابند. این سیالات که ضمن حرکت به طرف بالا مولد کانسارهای جدیدی خواهند بود، به آب‌های ماقمایی و CO_2 یا آب‌های بکر موسوم می‌باشند. همچنین انکلوزیون‌های مذاب به دام افتاده در فنوکریست‌ها که غنی از CO_2 و فلز می‌باشند، شواهد مستقیمی از وجود سیالات ماقمایی دما بالا می‌باشند که در طی فرآیند گاززدایی از ماقمای جدا شده‌اند. این بخش ماقمایی احتمالاً مربوط به توده‌های نفوذی اطراف منطقه می‌باشد. همچنین احتمال دارد که توده‌های نفوذی که در منطقه وجود دارند، به صورت موتور حرارتی سبب ایجاد جریان همرفتی در سیالات جوی شده باشد، در نتیجه این توده‌های نفوذی نیز در تأمین سیالات لازم نقش داشته‌اند.

مطالعات زمین‌شناسی و ژئوشیمیایی، رخداد کانه‌زایی مس و وجود دایک‌ها و رگه‌های سیلیسی نشان می‌دهد که مناطق شماره ۱ و ۲ از نظر داشتن پتانسیل عناصر نادر خاکی در اولویت برای اکتشاف می‌باشند. با توجه به همبستگی مکانی عناصر و بررسی‌های انجام شده این نتیجه به دست می‌آید که این توده در قسمت غربی و

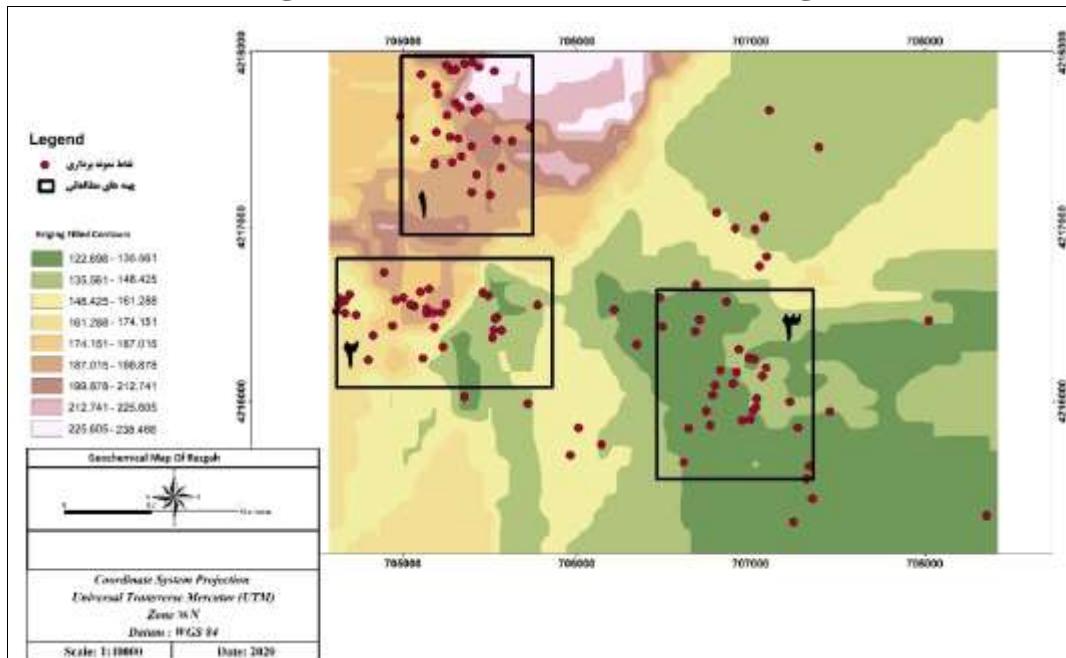
شمال غربی منطقه می‌تواند پتانسیل تشکیل کانسار را داشته باشد و قسمت شرقی منطقه آنومالی واضحی را به کمک روش ژئوشیمی نشان نمی‌دهد.

نتایج آنالیزهای شیمیایی نشان می‌دهد که ناهنجاری عناصر نادر خاکی عمدتاً در دایک‌های بازیک (لامپروفیرها)، توده‌های نفلین سینیتی، دایک‌های کانه‌دار غرب و شمال غرب محدوده و مناطق دگرسان آرژیلیکی، که احتمالاً بدلیل دگرسانی هیپوژن از اثر عملکرد سیالات هیدروترمالی بالارو تشکیل شده است، متمرکز است. بر اساس مطالعات کانی‌شناسی و پتروگرافی کانی‌های آپاتیت و زیرکون به عنوان کانی‌های فرعی در این واحدهای سنگی مشاهده می‌گردد. این کانی‌های به عنوان کانی‌های حمل‌کننده عناصر نادر خاکی شناخته می‌شوند. آزاد شدن محلول‌های گرمابی در برخی بخش‌های توده و شستشوی عناصر نادر خاکی و کمیاب از کانی‌های میزبان توسط این محلول‌ها سبب کانی‌زایی مس و غنی‌شدن از REE در رگه‌های سیلیسی کانه‌دار، دایک‌ها و همچنینی نواحی دگرسانه شده در مرحله فرایندهای دگرسانی درون‌زاد شده است. رخداد فرایندهای اکسیدشدن و انحلال برون‌زاد بر کانی سازی‌های ضعیف اولیه، افزایش REE و مس را با تشکیل کربنات‌های مس به دنبال داشته است. این امر بستگی به کانی‌شناسی اولیه و در دسترس بودن لیگاندهای حامل‌های فلزات دارد. واحدهای آرژیلیکی سطحی که حاصل تجزیه توده نفوذی سطحی است و احتمالاً حاصل هوازدگی و تجزیه کانی‌های در برگیرنده توده نفوذی است ناهنجاری عناصر نادر خاکی را از خود نشان نمی‌دهند. این محدوده شباهت زیادی به کانسار المپیک دارد. کانسار المپیک دام تنها کانسار طلا-مس-اکسید آهنی است که میزبان مقادیر قابل ملاحظه‌ای از کانی سازی عناصر نادر خاکی می‌باشد. کانسار REE در واقع ذخایر غیر اقتصادی هستند اما ممکن است پتانسیل لازم را به شکل محصول جانبی در آینده دارا باشند. سیستم‌های طلا-مس-اکسید آهن، کانسارهای گرمابی هستند که توسط فراوانی اکسید آهن نسبت به باطله‌های سولفیدی، مس و کانی سازی احتمالی طلا، همراهی با هاله‌های دگرسانی غنی از سدیم و غنی‌شدن اکسید آهنی فلزات کمیاب همچون عناصر نادر خاکی شناخته می‌شوند. این کانسار اکسید آهن-مس-طلا (IOCG) یک منبع مس در سطح

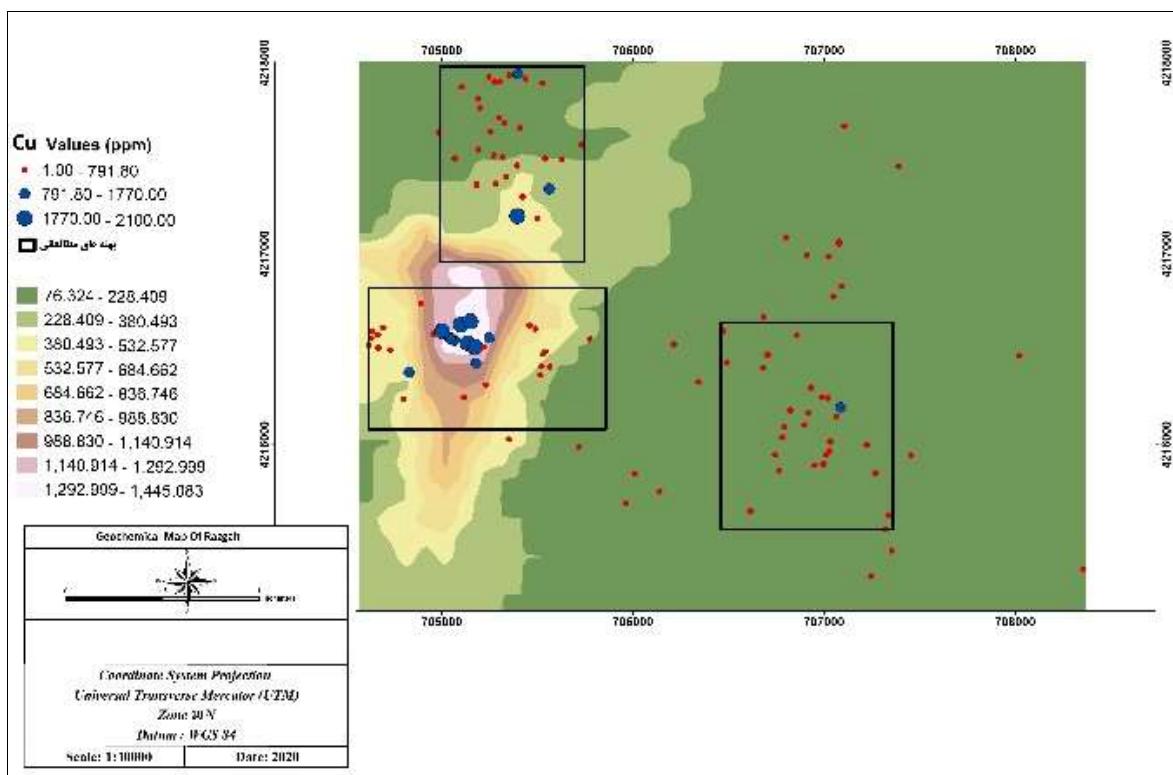
جهانی است. علاوه بر این، این کانسار به عنوان نمونه‌ای تیپیک از این نوع در دنیا است. این کانسار آنومالی

بالایی از غنی شدگی REE دارد.

گمانه‌های اکتشافی در منطقه ۳ مطالعاتی متمرکز شده است. ترکیب اصلی سنگ‌های این گمانه‌ها پسیدولووسيت سینيت بوده که در اثر گسل خوردگی و نفوذ سیالات گرمابی و یا آب‌های سطحی در برخی از مناطق خرد یا تجزیه شده‌اند. نتایج آنالیزهای شیمیایی نشان میدهد که بیشتر نمونه‌های برداشت شده از ۶ گمانه که دارای ترکیب پسیدولووسيت سینيتی یا سنگ‌های حاصل از خردشدن یا تجزیه این ترکیب سنگی هستند، مشابه نمونه‌های سطحی برداشت شده در این منطقه آنومالی ژئوشیمیایی از عناصر نادر خاکی و سایر عناصر کمیاب را نشان نمی‌دهند. بطوريکه حداکثر میزان مجموع عناصر خاکی به 130 ppm می‌رسد. تنها در گمانه J ۱۰ که در حاشیه شمال شرقی منطقه مرکزی واقع شده، در عمق ۳۵ تا ۵۰ متری یک واحد آرژیلیکی دیده می‌شود. مجموع عناصر نادر خاکی نمونه برداشت شده در این زون آرژیلیکی به مقدار 293 ppm می‌رسد. این زون آرژیلیکی احتمالاً بدلیل دگرسانی هیپوژن در اثر عملکرد سیالات هیدروترمالی بالارو تشکیل شده است.



نقشه ۲ ناهنجاری مجموع عناصر نادر خاکی در محدوده رزگاه



شکل ۳ نقشه ناهنجاری مجموع مس در محدوده رزگاه

پیشنهادات

با عنایت به گزارش لامپروفیرها از این منطقه و اهمیت این سنگ‌ها، قطعاً لازم است که ضمن توجه ویژه به این سنگ‌ها، نمونه برداری بررسی‌های ژئوشیمیایی گستردگرتری بر روی این سنگ‌ها صورت گیرد و با لامپروفیرهای سایر نقاط ایران و نواحی اطراف مقایسه شود.

انجام آنالیزهای ایزوتوپی به روش Sm-Nd جهت بررسی‌های دقیق‌تر تعیین منشا و وابستگی لامپروفیرها با دایک‌های دیگر و توده نفوذی رزگاه می‌تواند راه‌گشای مناسبی باشد.

با توجه به حضور آپاتیت به عنوان کانی حامل عناصر نادر خاکی در این سنگ‌ها پیشنهاد می‌گردد، آنالیز لیزر ابليشن بر روی اين کانی در واحدهای سنگی مختلف صورت گیرد تا نقش آن در کنترل REE در اين سنگ‌ها قابل بررسی باشد.

از مجموع ۲۷ گمانه اکتشافی در منطقه ۳ مطالعاتی تنها گمانه J۰ در حاشیه شمال شرقی منطقه دارای واحد آرزیلیکی (کائولن) با میزان مجموع عناصر نادر خاکی بالاتر نسبت به سایر واحدهای سنگی است و در سایر گمانه های مجاور این واحد دگرسان شده دیده نمی شود تصمیم گیری در خصوص شناسایی گسترش افقی و عمودی این واحد دگرسان شده و تعیین تغییرات مجموع عناصر نادر خاکی مستلزم حفاری های اکتشافی تکمیلی در اطراف این گمانه است.

از آنجاییکه کانی سازی مس ثانویه صورت رگه، رگچه ای در بخش های غربی استوک و دایک های مرتبط با آن همراه است. از طرفی بیشترین آنومالی عناصر نادر خاکی نیز در بخش غربی و شمال غربی محدوده مشاهده شده است. با توجه به همبستگی مکانی عناصر و بررسی های انجام شده این نتیجه به دست می آید که این توده در قسمت غربی منطقه می تواند پتانسیل تشکیل کانسار را داشته باشد. نقشه های ژئوشیمی بدست آمده نشان می دهد مناطق شماره ۱ و ۲ از نظر داشتن پتانسیل عناصر نادر خاکی و مس در اولویت برای اکتشاف می باشند. با توجه به اهمیت اکتشاف مس و عناصر نادر خاکی در این بخش از محدوده، مطالعات زمین شناسی، ژئوشیمیایی، ژئوفیزیکی و ماهواره ای به منظور شناخت ویژگی های زمین شناسی، ساختاری، ماقماتیزم، کانی شناسی، لیتو لوژیکی، محیط تکتونیکی (تکتونو ماقمایی)، دگرسانی و ارتباط آن با کانی سازی و معرفی تیپ کانه سازی به ویژه کانسار مس انجام گیرد. این مطالعات شامل موارد ذیل می باشد

□ برداشت زمین شناسی، تفکیک واحدهای سنگی زون های دگرسانی، اندازه گیری شب و امتداد گسل ها و زون های کانی سازی، نمونه برداری از رخنمون های کانی سازی و سنگی برای مطالعات پترو گرافی، کانی شناسی پراش اشعه ایکس، کانه نگاری و در نهایت تهیه نقشه توپو گرافی - زمین شناسی با مقیاس ۱:۵۰۰۰ از کل محدوده غربی و شمال غربی و ۱:۱۰۰۰ زمین شناسی از محدوده های دارای پتانسیل معدنی جهت شناسایی دقیق واحدهای سنگ چینه ای، گسل ها و عملکرد آن ها بر کانی سازی، گسترش سطحی کانی سازی و دگرسانی ها،

□ نمونه برداری سیستماتیک در یک شبکه فشرده از رخنمون های سنگی و کانه دار، دایک ها و رگه های

سیلیسی و تجزیه شیمیایی به روشهای جذب اتمی، MS-ICP OES-ICP به منظور انجام مطالعات

آماری پایه، پردازش داده های ژئوشیمیایی، تهیه نقشه های آنومالی ژئوشیمیایی و تهیه نقشه زون بندی

عناصر نادر خاکی، مس و عناصر پاراژنز

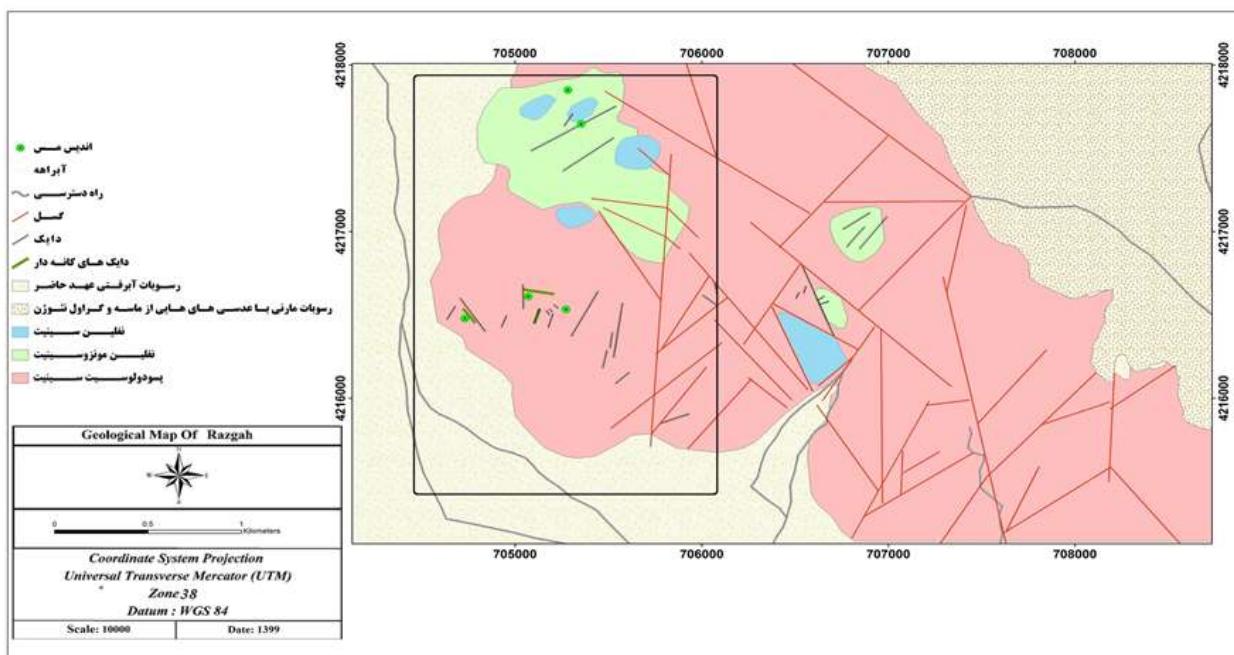
□ به منظور شناسایی عمق و گستردگی مس در منطقه پیشنهاد می گردد مطالعات ژئوفیزیکی زمینی به

روش پلاریزاسیون القایی و مقاومت سنجی و مغناطیسی به منظور مشخص نمودن عمق و حاشیه

کانی سازی در منطقه صورت گیرد.

□ حفر چند حلقه گمانه اکتشافی به منظور تعیین گسترش عمقی کانی سازی بر اساس مطالعات

زمین شناسی، ژئوفیزیکی و ژئوشیمیایی



شكل ۴- نقشه منطقه معرفی شده جهت مطالعات اکتشاف تفضیلی