تلفیق دادههای مقاومت ویژه و مغناطیس جهت تعیین شرایط کانهزایی و گسترش کانسار آهن موئیل مشکینشهر

امیر امیرپور اصل'، قهرمان سهرابی آ*، نوید شاد منامن ؓ، و هاشم طباطبایی رئیسی ٔ

^ادانشجوی دکتری، دانشکده اکتشاف معدن، دانشگاه صنعتی سهند، تبریز، ایران ^۲ استادیار، دانشکده علوم دانشگاه محقق اردبیلی، اردبیل، ایران ^۳ استادیار، دانشکده معدن دانشگاه صنعتی سهند، تبریز، ایران ^۴ دانشیار، واحد دماوند، دانشگاه آزاد اسلامی، تهران، ایران

(تاریخ دریافت: ۱۳۹۵/۰۶/۲۱، تاریخ پذیرش: ۱۳۹۶/۰۶/۲۲)

چکیدہ

کانسار آهن گوتیتی مرتبط با سیستم چشمههای آبگرم منطقه موئیل در یک کیلومتری جنوب روستای موئیل، واقع در ۱۷ کیلومتری جنوب خاوری مشکین شهر از توابع استان اردبیل، و در دامنه غربی کالدرای سبلان در شمال باختری ایران قرار دارد. در این تحقیق با استفاده از مطالعات ژئوفیزیکی انجام گرفته در منطقه مذکور شامل روش مغناطیس سنجی در مرحله نخست، به حجم ۷۵۰ نقطه به عنوان روش اکتشافی غیر مستقیم و روش مقاومت ویژه الکتریکی در مرحله بعد، به عنوان روش مستقیم (همزمان با استفاده از سه آرایش گرادیان، شلومبرگر و ونر) به حجم هفت پروفیل به طولهای ۱۵۰ تا ۳۵۰ متر و نیز حفاری اکتشافی به روش گمانهزنی پودری به تعداد روش مغناطیس سنجی، اولاً احتمال وجود کانهزایی مگنتیتی در زیر رخنمون گوتیتی بررسی و منتفی شد. همچنین با مقایسه اطلاعات مذکور با شواهد زمین شناسی موجود، مشخص شد نواحی با آنومالی مثبت بالا مرتبط با تودههای گرانیتی، آنومالی حد واسط مرتبط با جنوب شروق و نیک شاهم در مین اعتمال وجود کانهزایی مگنتیتی در زیر رخنمون گوتیتی بررسی و منتفی شد. همچنین با مقایسه اطلاعات مذکور با شواهد زمین شناسی موجود، مشخص شد نواحی با آنومالی مثبت بالا مرتبط با تودههای گرانیتی، آنومالی حد واسط مرتبط با چنوب شروقی و یک گسل متقاطع فرعی عمود بر گسل اصلی در نقشه مغناطیسی قابل تشخیص است. همچنین شامی با منداد شمال غرب نوش مغناطیس سنجی، اولاً احتمال وجود کانهزایی مگنتیتی در زیر رخنمون گوتیتی بررسی و منتفی شد. همچنین با مقایسه اطلاعات مذکور با شواهد زمین شناسی موجود، مشخص شد نواحی با آنومالی مثبت بالا مرتبط با تودههای گرانیتی، آنومالی حد واسط مرتبط با یک لایه آبدار در نیمرخهای منفی مرتبط با چشمههای مولد کانهزایی می باشند. وجود یک گسل اصلی با امتداد شمال غرب – یوب شرقی و یک گسل متقاطع فرعی عمود بر گسل اصلی در نقشه مغناطیسی قابل تشخیص است. همچنین شواهد گسل اصلی و نیز یک لایه آبدار در نیمرخهای مقاومت ویژه الکتریکی آشکار است. لایه آهندار با مقاومت الکتریکی متوسط بین لایه آبدار و لایه آذرآواری با مقاومت بالا قرار گرفته است. انجام گرفته میناطیسی و مقاومت ویژه الکتریکی تطابق خوبی با اطلاعات زمین شناسی و حفاریهای انجام گرفته در منطقه مورد مطالعه دارد.

واژدهای کلیدی: ژئوفیزیک، مغناطیسسنجی، مقاومت ویژه، گوتیت، معدن موئیل

رسیده است. در این تحقیق نحوه گسترش عمقی و جانبی زون آهندار با استفاده از مطالعات زمینشناسی و ژئوفیزیکی تعیین شده است.

۲ زمینشناسی

بر اساس تقسیمبندی زمین شناسی ایران توسط اشتوکلین (۱۹۶۸) منطقه مورد مطالعه در محدوده زون ایران مرکزی قرار می گیرد. نبوی (۱۳۵۵) نیز این منطقه را در زون البرز – آذربایجان قرار میدهد. منطقه مشکین شهر متشکل از سنگهای آتش فشانی سنوزوئیک و کواترنری بوده بهطوریکه فرآوردههای آتش فشانی سبلان سنگهای متعلق به ائوسن را بهطور ناهمساز می پوشاند. آتش فشان سبلان شامل گدازههای آندزیتی، تراکیتی تا داسیتی همراه با واحدهای ایگنمبریتی و جریانهای پیروکلاستیکی ميوسن بالايي و پليو-كواترنري ميباشد (آلبرتي و همكاران، ۱۹۸۱). آتش فشان سبلان، طی دو مرحله اصلی در پليوسن-پليوستوسن فوران كرده است. اولين فعاليت آتش فشان سبلان در پلیوسن – پلیوستوسن با فوران گدازه-های تراکیآندزیتی تا آندزیتی آغاز شد. بعد از یک توقف زمانی طولانی، فعالیت فورانی آن دوباره در حدود ۵۵۰ هزار سال قبل با شدت بیشتری همراه با یک سری فورانهای انفجاری ادامه یافت که ایگنمبریتهای گستردهای را تولید کرد (قلمقاش و همکاران، ۲۰۱۶). آندزیتها و تراکی-آندزیتهای پورفیریتیک اغلب در بخش های جنوبی و غربی کالدرای سبلان همراه با آندزیتهای پامیسی تشکیل شدهاند. تراکیتها حاوی بلورهای کشیده آمفیبول و بیوتیت در زمینه ریزدانه هستند. تراکی-آندزیتهای پورفیری کواترنری اغلب در بخش-های مرکزی کالدرای سبلان گسترش دارند. داسیتها به مقدار کم و به صورت گدازه های آفیریک همراه با تركى-آندزيتها رخ دادهاند. ايگنمبريتها بخش کوچکی از فورانهای پیروکلاستیک متراکم در میان

کانسارهای آهن به طرق مختلف (ماگمایی، رسوبی و گرمابی) تشکیل میشوند. از کانسارهای آهن مرتبط با فعالیتهای گرمابی می توان به چشمههای آهن ساز در مناطق ژئوترمال اشاره نمود. سیالات ژئوترمال در اثر فرو رفتن آبهای سطحی به عمق زمین بهوجود می آیند. در حین نفوذ بهخاطر گرمای حاصل از تودههای نفوذی عمیق گرم شده و بسیاری از مواد سنگهای اطراف را در خود حل کرده و سپس از طریق شکافها و سیستم شکستگی گسلی به سطح زمین راه پیدا می کنند. در خیلی از چشمه-های آبگرم علاوه بر آبهای سطحی بخشی از سیالات دارای منشأ عمقی بوده و حاصل بخارهای ماگمایی می-باشند. این چشمهها هنگام خروج رسوباتی از خود بهجای می گذارند. برخی از کانسارهای فلزی از جمله آهن، منگنز، طلا و نقره مرتبط با چشمههای آب گرم هستند که بهصورت رگهای و یا لایهای تشکیل میشوند. آبگرم قینرجه در جنوب مشکین شهر در ارتفاع ۱۲۴۰ متری دامنه شمالی سبلان قرار دارد. دمای این چشمه ۸۶ درجه سانتی-گراد بوده و جزو داغترین چشمههای کلریدی جهان محسوب میشود. آبگرم موئیل در نزدیکی و بالادست قینرجه قرار داشته و دمای آن ۴۵ درجه سانتی گراد است. از ویژگیهای بارز آن رسوبگذاری اکسید آهن (گوتیت و لیمونیت) میباشد. در واقع کانسار آهن موئیل از بارزترین کانسارهای آهن مرتبط با چشمههای آب گرم در ایران محسوب میشود. چشمههای آبگرم قینرجه و موئیل حدود ۲ کیلومتر از هم فاصله دارند. علاوه بر اختلاف دمایی، تفاوت آنها در نوع رسوبات بر جای گذاشته شده نیز بارز است. آب گرم قینرجه دارای گوگرد زیاد و آهن کم و برعکس موئیل دارای میزان زیادی آهن است که سبب رسوب گذاری آهن در دهانه و مسیر چشمه شده است. بهمرور زمان به خاطر انباشته شدن لایههای آهن بر روی هم گاهی ضخامت آن به بیش از ۱۵ متر نیز

۱ مقدمه

سنگها را تشکیل میدهند. رسوبات لاهار، مرتبط با آخرین مرحله از فعالیت آتش فشانی در منطقه سبلان فراوان است (شهبازی و شفایی، ۲۰۱۴).

کهن ترین نهشته های محدوده معدن آهن موئیل متشکل از توف، توف برشی، گدازه های اسیدی تا حد واسط میباشند که توسط واحدهای آذر آواری جوان تر پوشیده شده است. واحدهای آتش فشانی میزبان کانه زایی آهن گدازه های آندزیت، داسیت و تراکی آندزیتی پورفیری بوده که متعلق به مرحله اول فعالیت های کواتر نری سبلان میباشد. از ویژگی این گدازه ها می توان به خرد و برشی شدن در امتداد زون های گسلی و دگرسانی نوع کائولینیتی اشاره نمود. این واحد اغلب مظهر چشمه های آب گرم با کانه زایی اکسیدی و پورفیری و هیالوپورفیری هستند و کانی هایی از قبیل پلاژیو کلاز (آندزین – لابرادور) هورنبلند، بیوتیت با حاشیه های اکسید شده، اوژیت، آلکالی فلد سپار و مقدار کمی کوار تز در متن نیمه شیشه ای آن مشاهده می شود.

۳ کانیسازی

کانیسازی آهن در امتداد زون خرد و برشی شده و در محل خروج چشمهها به دو صورت فضاپر کن و لایهای رخ داده است (شکل ۱). کانسنگهای فضاپر کن در فضای بین شکستگیهای حاصل از گسلش و بین مواد آذرآواری جوان تر رخ دادهاند. با توجه به ویژگیهای فیزیکی، لایههای آهندار، از سطح به عمق به سه گروه کانسنگهای لیمونیتی، کانسنگهای گوتیتی و کانسنگ های هماتیتی تقسیم شدهاند. رسوبات اکسید آهن جوان بافت اسفنجی و متخلخل داشته و ترکیب آنها اغلب بوده و ترکیب گوتیتی و هماتیتی دارند. عامل اصلی بوده و ترکیب گوتیتی و هماتیتی دارند. عامل اصلی

به یون Fe+3 نامحلول در شرایط سطحی زمین است. منشأ آهن در این چشمهها را میتوان به شستشوی سنگهای مسير عبور سيالات هيدروترمالي نسبت داد. ليتولوژي عمده آتشوفشان سبلان شامل ترکیبی از سنگهای آتشفشانی بازیک تا اسیدی (بازالت، آندزی بازالت، آندزیت و داسیت) میباشد. آبهای فرورو ضمن داغ شدن و واکنش با کانی های سولفیدی در اعماق زیاد اسیدی میشوند. از آنجایی که دما در سطح زمین در منطقه قینرجه ۸۶ درجه بوده، به نظر می رسد در اعماق پایین دما بیش از ۱۰۰ درجه (شرایط سیالات فوق بحرانی) باشد. برخورد و واکنش بخار سیالات فوق بحرانی و اسیدی حاوی کلر با کانیهای فرومنیزین (بیوتیت، آمفیبول و پیروکسن) سنگهای آتشفشانی سبب خروج آهن از شبکه بلوری و ورود یون Fe₊₂ به داخل سیالات گرمابی شده است. آبهای آهندار ضمن بالا آمدن در امتداد زون خرد شده گسلی، با زون هوادار و اکسیدان برخورد مىنمايند. در طى اين فرآيند، Fe²⁺ موجود اكسيد شده و به شکل Fe(OH)₃ نامحلول، بخشی در فضاهای خالی داخل برشهای گسلی و مواد آذرآواری رسوب نموده و بخشی نیز به سطح زمین رسیده و در اطراف چشمهها بهصورت لایهای نهشته شدهاند (شکل ۱). همچنین بخشی از کانیسازی آهن لایهای توسط میکروارگانیسمها، و جلبکها و خزهها موجود در اطراف چشمههای آب گرم رخ داده است. فاز اولیه رسوب آهن به شکل کلوئیدهای Fe(OH)₃ بوده و بهراحتی در آبهای جاری تهنشست نمی شوند، بلکه توسط جلبک های موجود در اطراف چشمه به دام افتاده و تهنشست شدهاند. در حال حاضر نیز این فرآیند در یک پروسه زمانی ۶ تا ۱۲ (۲ تا ۳ سانتیمتر) انجام می پذیرد. این رسوبات با گذشت زمان و طی فرآیند دى ھيدراسيون به ليمونيت تبديل شده و ليمونيت به گوتیت و سپس به لپیدوکروسیت و در نهایت به هماتیت تېدىل شدەاند.



(الف)



شکل ۱. (الف) عکس هوایی از آهن رسوبگذاری شده در مجاورت چشمههای آبگرم در جنوب روستای موئیل؛ (ب) رسوبگذاری آهن در مجاورت چشمههای آبگرم از نمای نزدیک.

۴ روش تحقیق

در منطقه موئیل مطالعات اکتشافی ژئوفیزیکی به دو روش مغناطیس سنجی و مقاومت ویژه انجام شده است. روش مغناطیس سنجی با هدف بررسی و ردیابی آنومالی های مغناطیسی برای آشکار سازی تباین مغناطیسی سنگ ها، مغناطیسی برای آشکار سازی تباین مغناطیسی اسکان وجود منخیص عوارضی مانند گسل ها و بررسی امکان وجود کانهزایی مگنتیت در عمق و مطالعات مقاومت ویژه با هدف تعیین عمق و مرز لایه های آهن با زون آبدار و نیز ضخامت باطله رویی می باشد.

۴-۱ روش مغناطیسسنجی

عملیات مغناطیسسنجی در معدن آهن موئیل به تعداد حدود ۷۵۰ نقطه بر روی پروفیل های شمالی – جنوبی با فاصله ۲۰ متر و فاصله ایستگاهی ۵ متر انجام گرفت. هدف اولیه این مطالعات بررسی احتمال وجود کانهزایی مگنتیتی در زیر رخنمون گوتیتی بوده است. قرائتها بین ۴۸۴۰۰ تا ۹۰۰ ۴۸ نانوتسلا قرار دارند. با توجه به بازه کموبیش کوچک قرائتها، تمامی تصحیحات متداول از جمله کاهش به قطب و تصحیح تغییرات روزانه بهدقت بر روی دادههای اولیه اعمال شد. نقشه آنومالی مغناطیسی بعد از اعمال این تصحیحات در شکل ۲ نشان داده شده است. نتیجه قابل استنباط از این نقشه به شرح زیر است:

الف- با توجه بهشدت سیگنال مغناطیسی ثبت شده در منطقه، کانهزایی از نوع مگنتیت قابل انتظار نیست.

ب- لایههای آهن تباین مغناطیسی قابلتوجهی با سنگهای زمینه (توفها) ندارند.

ج- در برخی نقاط سنگهای آتش فشانی غیرآهنی (گرانیتی) مغناطیس بالاتری نسبت به نواحی کانهدار از خود نشان میدهند. شدتهای بالاتر از ۴۸۸۰۰ نانوتسلا (مناطق با رنگ صورتی در نقشه مغناطیسی) مربوط به این تودههای گرانیتی هستند.

د– مناطق با شدت بین مقدار زمینه (۴۸۵۵۰ نانو تسلا) و ۴۸۸۰۰ نانو تسلا مربوط به زون کانهدار آهن میباشد.

ه-آنومالیهای منفی منفرد (رنگ آبی در نقشه مغناطیسی) مربوط به چشمههای رسوب گذار هستند که در مسیر آبراهههای موجود در معدن رسوب می گذارند.

۲-۴ روش مقاومت ویژه

با توجه به رسوبی بودن کانهزایی و احتمال لایهبندی نزدیک به افق لایهها و نیز با توجه به وجود لایههای آبدار در منطقه مورد مطالعه به نظر میرسید تباین مقاومت



شکل ۲. نقشه آنومالی مغناطیسی معدن آهن موئیل. نقاط آبیرنگ مربوط به چشمههای کانهساز، نواحی قهوهای تا قرمز مربوط به کانهزایی آهن و نقاط با رنگ صورتی نشاندهنده تودهای گرانیتی میباشند. وجود دو گسل متقاطع با روند NW-SE و NE-SW در نقشه مغناطیسی بهخوبی قابل تشخیص است.

ظاهری خوبی بین زون کانهدار و زمینه وجود داشته و لذا استفاده از روش مقاومت ویژه دارای توجیه فنی باشد. برای به دست آوردن اطلاعات عمقی از شرایط کانهزایی، دادهبرداری به روش ژئوالکتریک بهمنظور تهیه پروفیل-های مقاومت ویژه در هفت پروفیل انجام شد. برداشتها با استفاده از دستگاه ژئوالکتریک تماماتوماتیک ABEM سوئد انجام

گرفت. حداقل فاصله تعریف شده الکترودها بر روی کابلهای این دستگاه ۱۰ متر است. دستگاه بهطور خودکار با استفاده از پروتکلهای مربوط به آرایههای تعیین شده چهار الکترود از الکترودهای فوق را انتخاب کرده و اندازه گیری را انجام میدهد.

همانگونه که اشاره شد، هدف از این برداشت به دست آوردن اطلاعات عمقی از زون کانهدار و در

صورت امکان تعیین مرز زون مذکور با لایه آبدار تحتانی مىباشد. بدين ترتيب هفت پروفيل مقاومت ويژه (چهار پروفیل با راستای تقریبی شمال شرقی- جنوب غربی و سه پروفیل با راستای تقریبی شمال غربی– جنوب شرقی) در مناطقی که در نقشه دادههای مغناطیسی بهعنوان مناطق کانهدار تشخیص داده شده بود، بهطور همزمان با استفاده از سه آرایش گرادیان، شلومبر گر و ونر طراحی و اجرا شد که با در نظر گرفتن معلومات سطحی بهترین نتایج با استفاده از آرایش شلومبرگر حاصل گردید که این نتایج در مقاله حاضر ارائه شده است. شکل ۳ محل پروفیل های مقاومت ویژه و شکلهای ۴ و ۵ مقاطع مقاومت ویژه مربوط به این هفت پروفیل را نشان میدهند. با توجه به بازماند میانگین (mean residual) ناچیز دادهها، کیفیت دادههای برداشت شده قابل قبول است. با توجه به اینکه در محل پروفیل C ماده معدنی به صورت کامل رخنمون دارد و نیز با توجه به نتایج مقاومت ویژه مقطع مذکور لایه با مقاومت ویژه بین ۱۵۰ تا ۷۰۰ اهممتر مربوط به لایه آهن مي باشد. لايه با مقاومت بالاتر يعني بازه ٧٠٠ تا ١٨٠٠ اهممتر مربوط به مواد آذرآواری موجود در منطقه مورد

مطالعه است. علاوه بر این، در تمامی مقاطع به جز مقطع مربوط به پروفیل E شواهد وجود گسل به وضوح قابل تشخیص است که در زیر لایه آهندار زون آبدار با مقامت بسیار پایین (کمتر از ۵۰ اهممتر) را از زون مجاور جدا کرده است (شکلهای ۴ و ۵). در محل دو پروفیل A جدا کرده است (شکلهای ۴ و ۵). در محل دو پروفیل A آهندار قرار گرفته است. در محل پروفیل های C تا G لایه آهندار ضخامتی حدود ۱۵ متر داشته و باطله ناچیزی دارد.

شکل ۳. پروفیلهای هفتگانه مقاومت ویژه.



شکل ۴. مقطع مقاومت ویژه (الف) پروفیل A ؛ و (ب) پروفیل B . نواحی با مقاومت الکتریکی ۱۳۰ تا ۷۰۰ اهممتر (زرد و قهو،ای) مربوط به کانهزایی آهن می_اشد.

اميرپور اصل و همکاران











شکل ۵. مدل مقاومت ویژه دو بعدی برای (الف) پروفیل C ، (ب) پروفیل D ، (ج) پروفیل E ، (د) پروفیل F ، و (ه) پروفیل G .

۵ بررسی صحت نتایج بر اساس حفاری اکتشافی

به منظور بررسی عمق و ضخامت لایه سنگ آهن و تخمین ذخیره، تعداد ۱۶ حلقه چاه به عمق ۸ تا ۱۵ متر در معدن سنگ آهن موئیل به روش پودری حفر گردید (جدول ۱). محل گمانهها بر روی مقاطع مقاومت ویژه در پروفیل های C تا G نشان داده شده است (شکل ۶). دو گمانه ۱۰ و ۱۵ بر روی پروفیل C، گمانههای ۸ ۱۱ و ۱۴ بر روی پروفیل D، گمانههای ۱، ۲ و ۳ بر روی پروفیل E، گمانههای ۹ و بر روی پروفیل F، و گمانههای ۲، ۷ و ۱۰ بر روی بروی پروفیل G قرار گرفته داند (شکل ۵). شواهد حاصل از بررسی عمق و ضخامت لایه آهن دار نشان می دهد که نتایج حفاری گمانهها با مطالعات ژئوالکتریک (مقاطع مقاومت ویژه) انطباق بالایی دارد. مطابق مطالعات ژئوالکتریک (مقاطع مقاومت ویژه) لایههای با مقاومت ژئوالکتریک (مقاطع مقاومت ویژه) لایههای با مقاومت در ۲۰۰ تا ۱۰۰۰ اهم متر مربوط به افق آهن و لایه با مقاومت

جدول ۱ . گمانههای اکتشافی حفاری شده در معدن موئیل.			
مقدار باطله	متراژ حفاری شده در	متراژ کل	شماره
(متر)	سنگ آهن (متر)	حفاري (متر)	گمانه
٣	١٢	۱۵	١
۵	۱.	۱۵	۲
٣	١٢	۱۵	٣
۴	11	۱۵	۴
٣	١٢	۱۵	۵
۴	۴	٨	۶
۶	٨	14	٧
۲	٧	٩	٨
۵	۱.	۱۵	٩
•	۵	۵	١٠
۶	٩	۱۵	11
٩	٨	۱۵	١٢
٣	١٢	۱۵	١٣
١٣	۲	۱۵	14
١٣	٢	۱۵	۱۵
١٢	٣	۱۵	18



شکل ۶ پروفیلهای ژئوالکتریک با خطوط آبی و راستای گسل ژئوفیزیکی در عمق ۲۰ تا ۳۰ متر با خط سفید مشخص شده است. محل ۱۶ گمانه حفاری شده با نقاط قرمزرنگ مشخص شده است. در محل پروفیلهای A و B بهدلیل ضخامت کم زون آهندار حفاری انجام نگرفت.

درک بهتری از وضعیت کانهزایی و ویژگیهای زمینشناسی در منطقه ارائه دهد.

تقدیر و تشکر نویسندگان بر خود لازم می بینند از زحمات آقایان مهندس رشید حلاجیان و مهندس یاشار انصاری تشکر نمایند.

منابع

نبوی، م.ح.، دیباچهای بر زمینشناسی ایران، ۱۳۵۵.

- Alberti, A., Comin-Chiaramonti, P., Dibattistini, G., Fioriti, R. and Sinigoi, S., 1981, Crystal fractionation in the eastern Azerbaijan (Iran) lower tertiary shoshonitic suite: Neues Jahrbuch Fur Mineralogie-Monatshaft, **1**, 35-48.
- Ghalamghash, J., Mousavi, S. Z., Hassanzadeh, J., and Schmitt, A. K., 2016, Geology, zircon geochronology, and petrogenesis of Sabalan volcano (northwestern Iran): Journal of Volcanology and Geothermal Research, 327, 192-207.
- Shahbazi, S. H., and Shafaii, M. H., 2014, Geochemistry and petrogenesis of the Sabalan plio-quaternary volcanic rocks: Implication for post-collisional magmatism: Iranian Journal of Crystallography and Mineralogy, 22(2), 57-68.
- Stocklin, J., 1968, Structural history and tectonics of Iran: a review: The American Association of Petroleum Geologists Bulletin, **52**(7), 1229–1258.

۶ جمع بندی و نتیجه گیری

در این مطالعه از روش مغناطیسسنجی بهعنوان روش غیر مستقیم و مقاومت ویژه بهعنوان روش اصلی برای بررسی کانهزایی آهن در معدن موئیل استفاده شد. نتایج روش مغناطیس سنجی احتمال وجود کانهزایی مگنتیت در عمق را رد کرد. با توجه به نقشه میدان مغناطیسی محل گسل.ها و چشمههای رسوب گذار مولد کانهزایی بهخوبی قابل تشخیص است. نتایج گمانههای حفاری شده و مشاهدات سطحی نشان داد که نقشه مغناطیسی و پروفیل های مقاومت ویژه با واقعیت زمین شناسی منطقه در سطح و عمق انطباق خوبي دارد. ضخامت لايه آهندار با روش ژئوالکتريک بهطور متوسط ۱۵ متر تعبین شد که صحت آن توسط حفر گمانه مورد تأیید قرار گرفت. وجود یک گسل با راستای شمال غرب- جنوب شرقی و یک گسل فرعی با امتداد شمال شرقی- جنوب غربی منطبق بر زون کانهزایی آهن و محل خروج چشمه آهنساز، در نتایج روش مغناطیسی بهوضوح قابل تشخیص است. در پروفیل های مقاومت ویژه نيز وجود گسل اصلي (شمال غربي - جنوب شرقي)، ضخامت لايه آهن و لايه روباره و نيز وجود لايه آبدار تحتاني قابل مشاهده است.

در نهایت به نظر میرسد حتی در محدودههای فاقد کانهزایی مگنتیتی، استفاده همزمان از چند روش ژئوفیزیکی مانند مقاومت ویژه و مغناطیسسنجی میتواند

Combination of Magnetic and Resistivity methods for determination of the mineralization extension in Moeil Iron ore, Meshkin-Shahr

Amir Amirpour Asl¹, Qahraman Sohrabi^{2*}, Navid Shad Manaman³, and Hashem Tabatabaei Raeesei⁴

¹ Ph. D. Student, Sahand Industrial University, Tabriz, Iran ²Assistant Professor, Mohaghegh Ardebili University, Ardebil, Iran ³Assistant Professor, Sahand industrial University, Tabriz, Iran ⁴Assistant Professor, Damavand Branch, Islamic Azad University, Tehran, Iran

(Received: 11 September 2016, Accepted: 13 September 2017)

Summary

Moeil Goethite iron mineralization zone related to Moeil hot streams system is located in 1 Km south of the Moeil village, at 17 km southeast of Meshkin Shahr town in Ardebil province. This zone is at the western slopes of Sabalan caldera in the northwest part of Iran. The studied area is located in Central Iran zone according to Geological Structures' classification by Stoklin (1988) and in Alborz-Azerbayjan zone according to Nabavi (1355). General lithology of this area consists of Cenozoic and Quaternary volcanic rocks and pyroclastic material related to the Sabalan volcanism. The reason for the high thermal gradient of the region is because of hot intrusive bodies in depth. In this area, geothermal liquids move upward via fractures and fault systems when the atmospheric water is penetrated and contacted with deep intrusive bodies then hot water springs (e.g., Geinarja and Moeil) have been generated consequently. Chlorinated hot water leaches iron of Ferro-magnesium minerals, through moving beside the mafic and intermediate rocks, and deposits iron hydroxides (Goethite and Limonite) on the surface. Moeil iron ore in the south of Meshkin Shahr is considered as a prominent iron ore related to the hot water springs in Iran. In this ore, the average amount of iron oxide (Fe2O3) is 70 percent. In this paper, extension of Iron ore body, and mineralization situation was studied in depth and horizon by implementation of two geophysical approaches, including magnetic method as an indirect way for exploration of Hematite and as a method for checking possibility of magnetite mineralization in depth (about 750 data points) and electrical resistivity method as a direct measurement (seven data profiles all with lengths between 150 to 350 meters) by utilizing three different arrays at the same time (Gradient, Schlumberger and Wenner arrays) and exploration boreholes (16 boreholes with depth of 15 meters). As a result of the magnetic survey, firstly, the possibility of magnetite mineralization has been rejected. Secondly, high positive magnetic anomalies are related to granitic rocks, intermediate positive anomalies are related to Iron ore body, and low anomalies are related to springs that the minerals become precipitated. Besides, the existence of two conjugate faults with NW-SE and NE-SW directions is clear in magnetic anomaly map. In electrical resistivity pseudo sections, the presence of a nearly vertical fault is obvious. In addition, the existence of an aquifer with a very low resistivity at the bottom is detectable. Iron mineralization as a nearly horizontal layer is located between this aquifer in deep and high resistivity volcanic sediments at the top. Finally, as an outcome of this study, it can be mentioned that results of both magnetic and electrical resistivity activities, geology evidences and exploration drilling results confirm each other. In general, the below results have been achieved through Magnetic and resistivity approaches:

- Magnetite mineralization is not expected in this ore due to the relatively low intensity of recorded magnetic signals.

- From the magnetism viewpoint, iron layers do not have a sharp difference with base rocks (tuff).

- In some points, non-ferrous volcanic rocks (granitic) show high magnetism in comparison with mineralized zones. High intensity (more than 48550 nT) is related to these granitic bodies.

- The intensity between 48550 nT and 48800 nT is related to the iron mineralized zone.

- Results from geoelectric studies show that the specific resistivity between 150 and 700 ohm-meter is related to the iron layers, and the figures between 700 and 800 ohm-meter is associated with pyroclastic materials and volcanic rocks.

Keywords: geophysics, magnetic method, resistivity method, Goethite, Moeil mine