وزارت معادن و فلزات سازمان زمین شناسی کشور گروه GIS

طرح پی گیری مطالعات ژئوفیزیکی هوایی گزارش مطالعات ژئوفیزیکی به روش مغناطیس سنجی در منطقه سبزوار – باشتين

توسط:

انوشا هاشمي

مژگان علوی

بهار ۱۳۷۷

فهرست مطالب

مقدمه

به نام خدا

مقلمه

بر اساس طرح پیگیری ژئوفیزیک هوایی و به منظور پی جویی زمینی ناهنجاریهای مغناطیسی، در بهار ۱۳۷۷ بر اساس پروژه محول شده به گروه GIS مبنی بر انجام کار زمین شناسی، ژئوفیزیک، ژئوشیمی در منطقه سبزوار، بخش ژئوفیزیک گروه GISکار مغناطیس هوایی مناطق سبزوار، باشتین را بر عهده گرفت و در این زمینه مطالعات مغناطیسی انجام گرفته است.

در انجام این مطالعات از اطلاعات و داده های خامی که در سال ۱۳۵۳ تا ۱۳۵۷ توسط سازمان برداشتهای هوایی تکزاس تهیه گشته با فاصله خطوط پرداز ۷/۵ کیلومتر و ۴۰ Tieline کیلومتر استفاده نموده ایم.

به علت در اختیار نبودن نقشه ۵۰۰،۰۰۰ مناطق یاد شده از نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰،۰۰۰ این مناطق که توسط گروه GIS رقومی شده، استفاده گشته است. همچنین نقشه ژئوفیزیک هوایی ۱۰۰۵٬۰۰۰ و نقشه توپوگرافی ۱۰۲۵۰٬۰۰۰ این مناطق برای

انجام مطالعات به کار برده شدهاند.

در اینجا از زحمات گرانقدر آقای مهندس کرهای که با راهنمائیهای ارزشمندشان ما را در انجام

این پروژه یاری دادهاند کمال تشکر را داریم.

۱ - چکیدهای از زمین شناسی مناطق (سبزوار - باشتین)

ارتباط واحدهای مختلف در منطقه عمدتاً گسله میباشد در این جا به شرح واحدهای مختلف در منطقه می پردازیم.

اف یولیت : یک رخساره کامل اف یولیت ترکیبی از پریدوتیت های دگرگون شده (هارزبورژیت، دونیت سرپنتیت و ...)، گابرو (دیوریت و ...) دایکهای صفحهای، پیلولاوا (گدازه های آتشفشانی بالشی شکل) و رسوبات آهک پلاژیک و ... است. که الزاماً همه آنها در یک مجموعه قرار نمیگیرند. طریقه جایگزینی افیولیتها به گونهای است که عمدتاً بر اثر عملکرد گسلهای تراستی روی پوسته قارهای و بر روی یکدیگر رانده شدهاند لذا در مناطق افیولیتی زونهای گسلی و تراستی فراوانی معمولاً میتوان مشاهده نمود. در داخل بخش پریدوتیتی افیولیت ها از نظر اهمیت اقتصادی میتوان به وجود عدسی های کرومیتی اشاره نمود در بخش پیلولاوا نیز مس همراه با طلا وجود دارد. از دیگر موادمعدنی موجود در افیولیت ها میتوان به وجود مواد فلزی نظیر نیکل، پلاتین و یا مواد غیرفلزی آسبست، منیزیت و رفیلولیت و غیره اشاره نمود.

مجموعه افیولیتی موجود در این منطقه که به صورت آمیزه رنگین می باشد شامل هارزبورژیت (به همراه کانی برونزیت) دونیت سرپنتینی شده به طوری که سرپانتینها در کل منطقه پخش شدهاند و انواع کروم به ویژه کروم پوست پلنگی قابل تشخیص می باشد. هارزبورژیت ها به رنگ سبز تیره براق دیده می شوند.

از دیگر سنگهای همراه کننده این مجموعه گابرو لایهای و گابرو پگماتوئیدی را می توان نام

برد، گابروپگماتوئیدی در منطقه به مقدار زیادی پراکنده می باشد. آهکهای پلاژیک گلی رنگ به همراه لیستونیت به رنگ زرد پرتقالی به مقدار زیاد در این مجموعه افیولیتی وجود دارند. همانطور که می دانید لیستونیت مرکب از ترکیبات کربناته، به همراه سیلیس ثانوی، سرپانتین، کلریت می باشد در بوجود آمدن این سنگ پدیده متاسوماتیسم عامل اصلی به حساب می آید. لیستونیتها، کانی سازی طلا، طلا – ارسنیک، طلا – تلوریوم، جیوه، آنتیموان و نیکل – کبالت را معمولاً همراهی میکنند.

سنگهای اولترابازیک عمدهترین تشکیل دهندههای مجموعه افیولیتی به همراه دایکهای تغذیه کننده نیز در منطقه مشاهده می شود. در این منطقه پیلولاوا تیپیک مشاهده نشده است. بازالتهای فراوانی در منطقه قابل رؤیت است (نوع تودهای)، سنگهای داسیت و ریوداسیت برنگ روشن با بلورهای پلاژیوکلاز بسیار جالب درشت و گاهی به همراه بیوتیت دیده می شود که وجود بیوتیت در آنها عدم کانی سازی را برای ما روشن می سازد.

در پائین رودخانه کال شور ولکانیکهای متعددی وجود دارند که به نظر میرسد در بردارنده

سنگهای آندزیتی باشند. در بالای رودخانه کالشور سری کنگلومرا حاوی قطعات افیولیتی با گسترش بسیار دیده می شود. شواهد کانی سازی مس در منطقه قابل مشاهده می باشد. کنگلومراها با رنگ قرمز تیره و مورفولوژی تپه ماهوری در شمال و جنوب افیولیتها منطقه رخنمون یافته است.

پادگانه آبرفتی : این واحد شامل نهشتههایی است که معمولاً در دامنه کوهها بصورت پادگانههای آبرفتی بلند و مخروط افکنه دیده می شوند.

از نظر دگرگونی قسمتهای مختلف این منطقه تحت تأثیر دگرگونی ناحیه شدید قرار گرفته است.

از نظر تکتونیکی ساختار کمانهای قوسی (arc) کاملاً در مورد این منطقه صادق است و محیط، یک محیط کاملاً زیردریایی بوده است، می توان در منطقه انتظار یافتن پتانسیل کروم و مس (تیپ قبرسی) و همچنین منیزیت را در زون گسله داشت.

در نهایت سنگهای اولترامافیکی آلتره نشده (هارزبورژیت، دونیت) به دلیل بافت تراکم و

تودهای و مقاومت زیاد برای مصالح ساختمانی و در صورت قواره دهی مناسب جهت سنگهای تزئینی و در صورت غیر آن جهت سنگهای لاشه در محل سد هاوریل ها پتانسیل دارند. (به علت وجود گسلهای فراوان در مناطق افیولیتی دسترسی به قواره های مناسب جهت سنگهای تزئینی مشکل به نظر می رسد).

۲- موقعیت جغرافیایی منطقه سبزوار

این منطقه در استان خراسان و در فاصله ۲۴۰ کیلومتری از شهر مشهد عرض جغرافیایی ۳۶ تا ۵/۳۶ شمالی و طول جغرافیایی ۵/۵۷ تا ۵۸ شرقی واقع گردیده است. در نقشه توپوگرافی منطقه مورد مطالعه (مقیاس ۵۰۰,۰۰۵) و در نقشه مغناطیس هوایی (مقیاس ۵۰۰,۰۰۰) موقعیت جغرافیایی گستره سبزوار مشخص گردیده است (اشکال ۱-۲-).



ر شلل ۱)



مربوط به پدیده های زمین شناسی ساختمانی و ارتباط کلی سنگها مورد استفاده قرار میگیرد. امکان برداشت مغناطیس سنجی توسط هلیکوپتر و هواپیما در متد ژئوفیزیک هوائی علاوه بر افزایش سرعت عمل، امکان مطالعات در محدوده بسیار وسیع و صعب العبور را نیز میسر می سازد.

منشأ بی هنجاریهای مغناطیسی به دو دلیل عمده می باشند، یکی وجود کانی هائی نظیر مگنتیت، ایلمنیت، پیروتیت و سایر کانی هائی که دارای خواص مغناطیسی هستند و دیگری توپوگرافی و ساختمان سنگ کف.

سنگهای رسوبی چنانچه هنگام فرآیند دیاژنز حاوی کانیهای مذکور باشند، آنومالی مثبت از خود نشان میدهند. معمولا" این آنومالیها در سنگهای رسوبی شدید نبوده و در حدود (۱/۰گاما) میباشد. حال آنکه آنومالی مثبت در سنگهای آذرین معمولا" ۱۰ تا ۱۰۰ برابر سنگهای رسوبی است.

بنابراین آنچه که بعنوان تغییرات شدید میدان مغناطیسی در سطح زمین اندازه گیری می شود

مربوط به تغییرات لیتولوژیک پی سنگ (Basement) و یا نفوذیهای آذرینی می باشند. امروزه از این روش خصوصا" پیمایش هوائی در مقیاس وسیع جهت تعیین محل گسلهای بزرگ و زونهای خرد شده و شکسته شده که معمولا" می توانند در رابطه با فرایندهای تکتونیکی، کانی سازی (مینرالیزاسیون) بوده باشند مورد استفاده قرار می گیرند. واحد اندازه گیری در این روش گاما (Gamma) می باشد.

اثرات طوفانهای خورشیدی و بطورکلی تغییرات میدان مغناطیسی زمین در طول روز از جمله عوامل فرعی در ایجاد ناهنجاریهای مغناطیسی هستند که هنگام برداشتهای مغناطیس سنجی باید به آنها توجه نمود و اثرات آنها را حذف کرد.

امروزه پیمایش مغناطیس هوایی در مقیاس وسیع جهت تعیین محل گسلهای بزرگ و زونها خود و شکسته شده که معمولاً می توانند در رابطه با زون کانیزایی (مینرالیزاسیون) بوده باشند مورد استفاده قرار می گیرند همینطور بسیاری از ذخایر معدنی با نفوذیهای اسیدی یا بازیک همراه هستند تعیین این نفوذیها و تخمین مشکل آنها از طریق پیمایش مغناطیس هوایی کمکی مؤثر در آغازیک کاراکتشافی میباشد. از روش مغناطیسی جهت پی جویی اورانیوم در سطح دگرشیبی ها

نیز استفاده میگردد.

۴- بررسی نتایج مطالعات انجام شده در منطقه سبزوار

۴-۱- بررسی نقشه شدت کل میدان مغناطیسی

حداکثر شدت میدان مغناطیسی در منطقه ۳۹۵۵۲/۶۵ گاما و حداقل شدت میدان مغناطیسی ۲/۸۰ه۳۶گاما میباشد، اختلاف شدت میدان مغناطیسی ۲۴۴/۴۵ گاما است. با توجه به نقشه کل شدت میدان مغناطیسی بی هنجاری اصلی در قسمت شمال نقشه مشاهده می شود که ناشی از مجموعه افیولیتی موجود در منطقه میباشد. این بی هنجاری در نقشه Isignal منطقه به صورت دو بی هنجاری جدا از هم نشان داده شده است (نقشه Isignal استفاده از امکانات نرمافزاری تهیه می گردد و pick داده ها را به سطح بالای منبع آنومالی منتقل میکند و محل پس ماند توده مغناطیسی را تعیین میکند).

در قسمت جنوب شرق نیز بی هنجاری دیده می شود که در نگاه اول شدت آن به نظر کم می رسد ولی با انطباق با نقشه Signal متوجه می شویم که شدت آن نسبتاً بالا می باشد. و احتمالاً متعلق به اسکارن موجود می باشد ولی به طورکلی جنوب منطقه دارای شدت میدان مغناطیسی پائین می باشد که ناشی از تشکیلات رسوبی، کنگلومرا، آهک پلاژیک و ... در منطقه می باشد.





۴-۲- بررسی نقشه انطباق شدت کل مغناطیسی و زمینشناسی سبزوار

پس از رقومی کردن نقشه زمین شناسی سبزوار و تهیه آن به صورت Colour Image جهت انطباق آن با نتایج مغناطیس سنجی، این نقشه را ابتدا به (Vector) تبدیل نموده و سپس با استفاده از امکانات نرم افزاری با نقشه شدت میدان کل مغناطیسی انطباق داده شده است. بر اساس نتایج حاصله از انطباق فوق مشخص میگردد که عمده بی هنجاری مغناطیسی متعلق به توف برشي و لاپیلي، گدازه آندزیتي، بازالتي و به طورکلي مجموعه افیولیتي مي باشد در نقشه Signal مشاهده کردیم دو بی هنجاری در کنار یکدیگر هستند در حالی که در نقشه کل به صورت یک آنومالی دیده می شوند در این جا می توان علت را با گسل موجود توجیه نمود و نقشه Signal صحت این موضوع را اثبات میکند. در قسمت پادگانه های آبرفتی قدیم و جدید بی هنجاری مغناطیسی خاصی مشاهده نمی گردد. بی هنجاری موجود در جنوب غرب و جنوب شرق منطقه احتمالاً ناشى از وجود يک توده اسکارني مي باشد اين نتيجه به كمك نقشه Signal گرفته شده است.





۴-۳- بررسی نتایج مدلگذاری

برای مطالعه و تفسیر کمی از مدلگذاری معکوس (Magnetic inversion modelling) استفاده گردیده است که توده را به شکل مدلهای ریاضی پلهای - نواری - صفحهای و مسطح در نظر می گیرد.

در این روش از پارامترهایی چون شدت میدان مغناطیسی، زاویه میل و انحراف مغناطیس منطقه، ارتفاع پرواز، راستای خطوط پرواز و ... استفاده می شود و با انتخاب امتداد پروفیل در امتداد عمود بر توده منبع آنومالی مناسبترین مدل برای پروفیل انتخاب می گردد. که بیشترین تطبیق را با دادههای مغناطیسی دارد.

با استفاده از این روش می توان طول و عرض مقطع مدل، عمق سطح بالایی، عمق سطح پائینی (بسته به نوع مدل)، شیب و امتداد و ... که در راهنمای نقشه های مزبور آمده را تعیین نمود. قابل ذکر است مدلهای حاصل که شکل هندسی منظم دارند یک دید کلی نسبت به ساختار

زمین شناسی توده میدهند.

منحنی برنگ قرمز نشان دهنده پروفیل مغناطیسی اندازه گیری شده و منحنی 🗆 🗆 یاسخ مدل می باشد.

در نقشه شـماره (۵) در سـه نـاحیه بـه مختصات : ۵۱/۰۲۹۹۳۹ ، ۹۹۹۳۹۳ ، ۵۶۹۹۳۳ - ۵۶۹۹۳۳ ، ۵۶۸۴۲۳/۳۳ و ۵۶۸۴۲۳/۳۳ ، ۵۷۴۳/۴۸ و ۵۲/۱۴۲/۹۲ ، ۵۵۲۱۴۲/۹۲ – ۵۲/۸۴۶۶۸/۲۵ و ۵۷۴۳۴۴/۷۹ ، ۵۷۴۳۴۲/۶۸ – ۵۴/۰۱۰/۶۴ - ۵۴۶۲۲۲/۷۷ ، مدلگذاری صورت گرفته است.

در پروفیل (۱) تودهٔ زیرسطحی بصورت یک دایک در نظر گرفته شده که عمق آن ۸۴/۱ متر و با عرض ۱۶۴۳۰ متر و طول ۵۰۵۰۰ متر به ضخامت ۳۷۵۶ و سوسپتبیلته ۱۶۴۰۰/۰ می باشد. در پروفیل (۲) تودهٔ زیرسطحی بصورت یک دایک با عمق ۲۰۷ و طول ۱۶۴۰۰ و عرض ۲۴۶۸۲ مـتر و بـه ضـخامت ۱۶۲۹۴۹ و سـوسپتبیلته ۲۱۴۰/۰ مـی باشد و شدت میدان

• ۳۹۹۱۸۴/۳۲ نانو تسلا است.

در پروفیل (۳) توده بصورت یک دایک در منطقه با شدت مغناطیسی کم زده شده است که

سوسپتبیلته ۴۸۱ ۰۰/۰۰ و عمق ۳۲۸ متر و عرض ۷۱۲۲ متر و طول ۲۸۵۰۰ متر و ضخامت

۱۸۹۸۲۱ متر می باشد.

دراین سه پروفیل بیشترین سوسپتبیلته مربوط به پروفیل اول (۳۱۲ه/۰) می باشد که متعلق به

توده آندزیتی بازالتی و توفها است.





1





۴-۴- بررسی نتایج استفاده از روش گسترش به طرف بالا

بطورکلی با در نظر گرفتن بی هنجاری های مغناطیسی حاصل از مقادیر اندازه گیری شده و تقسیم آنها به بی هنجاری های با طول موج کوتاه (نوفه ها در این دسته قرار می گیرند) و بی هنجاری های با طول موج بلند، بی هنجاریهای سطحی و منطقه ای را از یکدیگر تفکیک کرده و با بهرهبردن از امکانات کامپیوتری با سهولت بیشتر و صرف وقت کمتری می توان پارامترهای بیشتر و دقیق تری را جهت تفسیر در نظر گرفت.

در نقشه های شماره (۶ و ۷ و ۸) داده ها با استفاده از روش گسترش به طرف بالا به سطحی بالاتر به ترتیب ۵۰۰۰ و ۵۰۰۰ و ۵۰۰۰ متر انتقال داده شده اند، با استفاده از این روش با کاهش یا حذف آنو مالیهای سطحی و موضعی، آنو مالیهای منطقه ای خود را بهتر نشان می دهند. برای مطالعات زمین شناسی، شناخت پی سنگ و دنبال کردن عوارض تکتونیکی در عمق این روش مناسب می باشد.

دامنه بی هنجاری اصلی در نقشه شماره ۶ و ۷ و ۸ به ترتیب ۳۹۸۸۵ گاما، ۳۹۷۲۳ گاما،



۳۹۶۳۸/۹ گاما می باشد که با افزایش ارتفاع سطح، کاهش یافته است. و مرکز آنومالی به سمت جنوب و غرب کشیده می شود.

دو بی هنجاری در شمال نقشه که ابتدا به نظر می رسد دو بی هنجاری جدا از هم هستند که دامنهٔ بی هنجاری بزرگتر بی هنجاری دیگر را تحت تأثیر قرار داده است. اما با انتقال داده ها به سطوح بالاتر mooom، mooom می گردد که منشاء هر دو بی هنجاری در ارتباط با یک توده عمیق سرپانتنیت می باشد که رخنمونهای آن بصورت پراکنده در منطقه قابل مشاهده است.





۵-۴- بررسی نقشه مشتق دوم قائم

بطورکلی در نقشه های مشتق قائم از این جهت که بی هنجاریهایی که در ارتباط با توده های نزدیک به سطح را می باشد مشخص می کند در کارهای اکتشافی حائز اهمیت بوده و در روش مغناطیس سنجی کاربرد فراوان دارد.

در مورد داده های مغناطیس هوایی به علت ارتفاع زیاد منیتومتر مشتق دوم قائم دارای اهمیت بیشتری است در این روش همانطور که در نقشه مشاهده می شود بی هنجاریهای کوچک و محلی که تحت تأثیر بی هنجاریهای بزرگ قرار داشتند و مشخص نبودند با تخفیف و یا محو شدن و از میان رفتن بی هنجاریهای منطقهای قابل تشخیص گردیدهاند.

برای افزودن به دقت و قرار گرفتن توده های بی هنجار در مکانهای واقعی و با استفاده از زاویه میل و زاویه انحراف مغناطیسی منطقه از روش برگردان به قطب در منطقه استفاده شده است. (Reduction To magneticpole)

بی هنجاری عمیق اشاره شده که در روش گسترش به بالا توضیح داده شد مربوط به

سرپانتینیتها در منطقه می باشد چون این توده عمیق است و رخنمونهای کوچک در سطح دارد. در نقشه مشتق دوم اثر آن کم شده و آنومالی های سطحی در گدازه های آندزیت بازالتی دیده می شود و این یک نمونه قابل توجه از کاربرد روشهای مختلف ذکر شده در دست یابی به اطلاعات مفید و تجزیه و تحلیل دقیق تر در ارتباط با مناطق مورد مطالعه با روش مغناطیس سنجی می باشد.

بقیه منطقه دارای شدت میدان مغناطیسی پائین است البته در جنوب منطقه در بی هنجاری با شدت پائین قابل مشاهده است که بی هنجاری جنوب شرقی مربوط به توده اسکارن سطحی می باشد که در نقشه گسترش به بالا حذف گردیده است و توده جنوب غربی مربوط به توده های گرانیتی در منطقه باشتین می باشد که اثر آن تا این ناحیه امتداد یافته است.





موقعيت جغرافيايي منطقه باشتين

این منطقه در استان خراسان و در فاصله ۳۰کیلومتری سبزوار عرض جغرافیایی ۳۶ تا ۳۶/۵ شمالی و طول جغرافیایی ۵۷ تا ۵۷/۵ شرقی واقع گردیده است.

در نقشه توپوگرافی منطقه مورد مطالعه (مقیاس ۱:۲۵۰,۰۰۰) و در نقشه مغناطیس هوایی منطقه (۱:۲۵۰,۰۰۰) موقعیت جغرافیایی گستره باشتین مشخص گردیده است.



(شنل ۱)

نفت توبولرامی (...۵۱:۱) باشتن باشنی



(تَسَبَل ٢)

۱،۲۵۰۰۰ ، بِنُوفْنِرِكَ بِعَدْمِي بِالنَّتِين

ine!

۲- بررسی نقشه شدت کل میدان مغناطیسی

الف-منطقه باشتين

نتایج حاصل از مطالعات انجام شده حاکی از این می باشد که :

حداکثر شدت میدان مغناطیسی در قسمت شمال شرق ۴۰۰۹۲/۴۵ و حداقل شدت میدان مغناطیسی در جنوب شرق ۳۹۳۳۸/گاما می باشد. اختلاف شدت میدان مغناطیسی میدان مغناطیسی ، بی هنجاری اصلی در قسمت شمال شرق نقشه مشاهده می شود به طوری که دو بی هنجاری دیگر در جنوب و جنوب غرب آن واقع است.

روند کلی آنومالی در منطقه شمال غرب - جنوب شرق می باشد که با توجه به زمین شناسی منطقه مشخص می گردد که این روند با روند مجموعه افیولیتی در منطقه یکسان می باشد و عمده بی هنجاری مغناطیس منطقه متعلق به این سری افیولیتی (هارزبورژیت، دونیت سرپنتینی شده) می باشد که این موضوع با نظریهٔ تشکیل کرومیت در ستون افیولیتی به همراه دونیتها، هارزبورژیت همسویی دارد لذا این واحد سنگی در پتانسیل معدنی منطقه نقش اساسی خواهد داشت و جهت پیجویی این مادهمعدنی می بایست واحد سنگی هارزبورژیت و دونیت سرپنتینی شده را در منطقه جستجو نمود. البته محدوده هایی که از این لحاظ روی این واحدها مورد توجه بوده اند روز نقشه بصورت بلوکهایی مشخص شده است.

دسته دوم بی هنجاری با شدت کمتر که در مرکز نقشه مشاهده می شود، احتمال می رود ناشی از کنگلومراهای حاوی قطعات افیولیت در منطقه، و یا ناشی از گابروهای پگماتوئیدی فراوان در منطقه، همچنین ناشی از ولکانیکها و تودههای نفوذی می باشد.

دسته سوم : بی هنجاریهای کوچک در جنوب شرق منطقه در اطراف رودخانه کال شور مشاهده می شود که احتمال می رود کالرملانژ و ولکانیکهای ائوسن در مرکز منطقه باعث آنومالیهای مغناطیسی در آن نزدیکی شدهاند.

بقیه منطقه دارای شدت میدان مغناطیسی پائین می باشد که ناشی از تشکیلات رسوبی، کنگلومرا، آهک پلاژیک و ... در منطقه می باشد.





۳- بررسی نقشه انطباق شدت کل مغناطیسی و زمین شناسی باشتین :

پس از رقمی کردن نقشه زمین شناسی باشتین جهت انطباق آن با نتایج مغناطیس سنجی، این نقشه را ابتدا به Vector تبدیل نموده و سپس با استفاده از امکانات نرمافزاری با شدت میدان کل مغناطیسی انطباق داده شده است، بر اساس نتایج حاصله از انطباق فوق مشخص می گردد که آنومالی اصلی در شمال شرق منطقه مشاهده می شود که نشان دهنده مجموعه افیولیتی (دونیت و هارزبورژیت، اسپیلیت دیاباز) می باشد. بی هنجاری موجود در قسمت پائین منطقه ناشی از سنگهای بازالت در ناحیه می باشد.

در مرکز نقشه بی هنجاری نمایان گشته ولی با انطباق با نقشه Signal مشخص گردید که این بی هنجاری تحت تأثیر اطراف بوده است و عمیق نمی باشد. در مختصات ۵۰۰۵ ۳۰ تا ۱۰ منجاری تحت تأثیر اطراف بوده است و عمیق نمی باشد. در مختصات ۱۰۰۵ ۳۰ تا ۱۰ منبع آبرفت نمایان است ولی در نقشه Singal این قسمت شدت بالایی را از خود نشان داده از این می توان نتیجه گرفت که آبرفتهای موجود در این قسمت روی مواد مغناطیسی را پوشانده است و در زیر آبرفتها نهشته های مغناطیسی وجود دارد. در منطقه باشتین منبع اصلی بى هنجارى هارزبورژيت ها مى باشد بدين ترتيب براى اكتشاف بايد سنگهاى هارزبورژيتى را

جستجو نمود و بهترین کاوش را می توان در شمال شرق منطقه انجام داد.





۴- بررسی نتایج نقشه مدلگذاری

برای شناخت بهتر روی چند بی هنجاری موجود در منطقه مدلگذاری معکوس با استفاده از امکانات نرمافزاری و پارامترهای مشخص و معین صورت گرفته است که نتایج آن به شرح زیر می باشد :

در پروفیل شماره (۱) یک توده زیرسطحی بصورت دایک در نظر گرفته شده که منحنی اندازه گیری شده با منحنی مدل تطابق مناسبی دارد نتایج حاصله عمق ۱۳۱ متر و عرض توده ۱۶۲۵ متر و خودپذیری ۸۰/۰ emu را نشان می دهد.

در پروفیل شماره (۳) که روی توده با شدت کمتر ولی در منطقهای با گستردگی بیشتر زده شده، عمق توده کمتر است.

در پروفیل شماره (۵) که روی گرانیتهای منطقه زده شده است با تطبیق با نقشهٔ گسترش بالا سطحی بودن آن نمایان است. البته عمق توده به علت کوتاه بودن طول پروفیل بیش از آنچه که باید باشد در آمده است. جالب توجه آنست که عمق تودهٔ جنوبی کمتر از توده مرکزی است و این با نتایج حاصل از فیلتراسیون گسترش به بالا تطابق کامل دارد. همچنین عمقی بودن توده شمالی و عمق کمتر دو توده کناری آن نشاندهنده این است که دو توده تحت تأثیر تودهٔ اصلی شمالی قرار گرفته اند و خود عمق زیادی ندارد.

شایان ذکر است که به علت گستردگی کار از بحث در مورد دیگر پروفیلهای زده شده

خودداري ميكنيم.







Profile 5 Total (nT) MODEL PARAMETERS: 45.0 54 deg Width Dip Suscep x Thick 139 emu-Remnance Ratio Remnance Incl Remnance Decl 3997337 528842.7 39260.68 nT .0898118 nT/ 0 nT/2 7125 0 deg 13 deg 12 deg Cross Position Base Level Base Slope X (F-fitted, X-fixed, L-limit)

٥- بررسى نقشه گسترش به بالا

همانطور که مشاهده می شود دامنه بی هنجاریهای اصلی با افزایش سطح بی هنجاری به ترتیب و نقشه های شماره ۱۵ و ۱۶ و ۱۷، ۲۹۹۲۸/۸۱ و ۳۹۴۴۴/۳گاما و ۳۹۶۶۶ گاما می باشد که با افزایش ارتفاع سطح کاهش می یابد و مرکز آنومالی به سمت جنوب کشیده شده است. آنومالي اصلى منطقه در سرى افيوليتها شامل اسپيليت دياباز، سرپانتنيت، دونيت و هارزبورژیت قرار گرفته است که در مختصات ۴۰۳۲۶۷۶ - ۴۰۲۵۹۵ و ۵۴۱۱۹۹ - ۵۳۲۲۳۹ واقع شده است و دو آنومالي با همان شدت ولي با دامنه كمتر در جنوب و جنوب غرب آن مشاهده می شود. که مربوط به اسپلیلیت دیاباز و دونیت هاربورژیتهای منطقه است. در نقشه شمارهٔ ۱۵ که داده ها به سطح ۱۰۰۰ متر برده شده است آنومالی کوچکتر جنوب غربي از بين رفته در نقشهٔ شمارهٔ ۱۶ (۵۰۰۰ متر) و نقشهٔ ۱۷ (۵۰۰۰ متر) هر سه آنومالي به يک آنومالي تبديل شدهاند اين نشانگر اين است كه ريشه اين آنوماليها در عمق از يك عامل ناشي مى شود. همچنین آنومالی با شدت کمتر در جنوب منطقه در مختصات ۳۹۹۹۱۷/۶ – ۳۹۹۵۷۱۸ و همچنین آنومالی با شدت کمتر در جنوب منطقه در مختصات ۳۹۹۹۱۷/۶ – ۳۹۹۵۷۲۶ و ۵۳۳۱۴۳ – ۵۲۳۵۳۵ که مربوط به تودههای نفوذی سطحی (گرانیت) می باشد و با توجه به محیط رسوبی منطقه که از مخروط افکنهها و پادگانههای آبرفتی جوان تشکیل شده احتمالاً توده نفوذی ذکر شده از رسوبات رودخانه کال شور می باشد.

مطلب دیگر مربوط به آنومالی ضعیف باگسترش زیاد در مرکز نقشه می باشد که احتمالاً تحت تأثیر مجموعه افیولیتی شمال منطقه می باشد و در عمق با روند کندتری از بین می رود. گسلهٔ اصلی در امتداد جنوب شرق – شمال غرب در عمق امتداد یافته است و بخوبی قابل مشاهده است ولی گسلهٔ فرعی موازی آن در نقشهٔ شماره (۱۰۰۰) هنوز دیده می شود و در نقشه بعدی محو گشته و عمق زیادی ندارد.





FigNo:16



۶- بررسی نقشه مشتق دوم قائم

در این روش با حذف اثر بی هنجاری های عمیق بی هنجاریهای سطحی با تقارن بهتری مشخص می شوند.

آنومالی اصلی منطقه که در تفسیر گسترش بالاذکر شد در این جا تظاهر خوبی را نشان می دهد که بصورت سه آنومالی با شدت زیاد در شمال شرقی مشاهده می شود و با اطلاعات زمینی موجود در نقشهٔ زمین شناسی تطبیق مناسبی دارد.

در آنومالی سطحی ذکر شده در قسمت قبلی که در جنوب و مرکز نقشه قابل تشخیص هستند در نقشه مشتق بصورت قوی تری ظاهر شدهاند و این مؤید سطحی بودن آن است.

3



