



سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور

مدیریت ژئومتیکس

گروه ژئوفیزیک هوایی

گزارش برداشت، پردازش و تفسیر داده های ژئوفیزیک هوایی در منطقه جنوب خراسان

مجری طرح : علی محمدی جوآبادی

مجری فنی : مژگان علوی

گروه برداشت و پردازش:

رضا ثناگوی حسن کیاده- لقمان نمکی - آرش سبطی - علی کریمی - مرتضی قنبری

گروه تفسیر و بررسی صحرایی:

محمد رضا اخوان اقدم - حسن خیراللهی - مجید بیکی - ساسان کیوانی

بسمه تعالی

صفحه

عنوان

۱	مقدمه
۵	فصل اول: زمین شناسی محدوده برداشت
۶	۱- زمین شناسی محدوده برداشت
۶	۱-۱- چینه شناسی و سنگ شناسی
۷	۱-۲- زمین ساخت و تکتونیک
۷	۱-۳- زمین شناسی اقتصادی
۸	فصل دوم: گزارش برداشت و پردازش داده ها
۹	مقدمه
۹	۲- مشخصات بلوک ها
۱۲	۱-۱- مشخصات خطوط پرواز (طراحی خطوط پرواز)
۱۶	۱-۲- مشخصات پرواز برای برداشت داده های ژئوفیزیک هوایی
۱۷	۱-۳- مشخصات ایستگاه مبنا (BASE STATION)
۱۹	۲- پردازش داده های برداشت شده روزانه
۱۹	۲-۱- پردازش داده های GPS
۲۰	۲-۲- پردازش داده های مغناطیس هوایی (MAG)
۲۵	۲-۳- پردازش داده های الکترومغناطیس (HEM)
۳۳	۲-۴- محاسبه مقاومت ظاهری و عمق پوسته
۳۴	۲-۴-۱- پردازش داده های رادیومتری (SPECTROMETRY)
۴۴	فصل سوم: گزارش تفسیر داده ها
۴۵	۳-۱- معرفی نرم افزارهای مورد استفاده در تفسیر داده ها
۴۶	۳-۲- اصول و تکنیک های تفسیر و مدلسازی داده ها
۴۷	۳-۳- مراحل تفسیر داده ها
۴۸	۳-۳-۱- بررسی کلی نقشه های مغناطیس سنگی
۵۱	۳-۳-۲- تفسیر داده های الکترومغناطیس (EM)

۳-۳-۳	- نحوه تفسیر نقشه های مقاومت ظاهری	۵۳
۳-۴-۴	- تفسیر پروفیل های EM	۵۴
۳-۵-۵	- تفسیر داده های رادیومتری	۵۶
۳-۶-۶	- کاربرد نقشه های رادیومتری	۵۷
۳-۷-۷	- تلفیق داده های سه روش مغناطیس، الکترومغناطیس و رادیومتری	۵۹
۳-۴-۴	- مشخصات تفسیری بلوک A	۶۰
۳-۵-۵	- مشخصات تفسیری بلوک B	۶۹
۳-۶-۶	- ویژگیهای ژئوفیزیکی معادن و اندیس های مهم معدنی منطقه	۷۲
۳-۷-۷	- محدوده های آنومال ژئوفیزیک هوایی منطقه	۷۵
۳-۸-۸	- نتیجه گیری	۱۲۷
	منابع و مأخذ	



مقدمه:

تهیه نقشه ژئوفیزیک هوایی به روش مغناطیس سنجی با فواصل پروفیل ۷/۵ کیلومتر و ارتفاع ثابت با استفاده از یک فروندهواپیما با هدف شناخت ساختار زمین‌شناسی و عمق پی‌سنگ در سال ۱۹۷۲ میلادی توسط شرکت ایروسرویس اجرا گردید.

در چارچوب برنامه سوم توسعه و با توجه به پیشرفت این فناوری و تبدیل آن به یک ابزار اساسی در تشخیص مناطقمعدنی، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی اقدام به خرید یک سیستم آنالوگ ژئوفیزیک هوایی برای متدهای مغناطیسی سنجی، الکترومغناطیس و رادیومتری نمود و برنامه‌ریزی لازم جهت پوشش زونهای ۲۰ گانه اکتشافی با فواصل پروفیل پرواز ۳۰۰-۲۰۰ متر در مقیاس نیمه تفصیلی جهت معرفی محدوده‌های امیدبخش و تعیین گسترش آنها در عمق بعمل آمد. یکی از اهداف مورد نظر سازمان در این پروژه انتقال تکنولوژی به داخل و ارتقاء دانش فنی کارشناسان جوان بود که این منظور تحقق یافت و ایران اولین کشور در خاور میانه می‌باشد که کلیه مراحل اکتشاف اعم از طراحی، عملیات برداشت هوایی، پردازش و تجزیه و تحلیل داده‌ها را بعده دارد. در این راستا با توجه به ضرورت و اهمیت پروژه و با حمایت‌های مقام محترم وزارت اولین فرونده بالگرد پیشرفت As350B3 از شرکت بوروکوپتر فرانسوی خریداری و اخیراً پس از مونتاژ و انجام تست پرواز، دستگاه‌های خریداری شده این سازمان روی آن نصب گردید و مورد استفاده قرار گرفت. یادآور می‌گردد با توجه به پیشرفت حاصله این فناوری سازمان اقدام به خرید سیستم دیجیتال پیشرفت نمود که این امکانات در حال حمل به ایران می‌باشد. خلاصه‌ای از مراحل انجام کار تا تهیه نقشه‌های نهائی به صورت زیر می‌باشد:

۱) جمع آوری داده‌ها:

داده‌های ژئوفیزیک هوایی در سه روش الکترومغناطیس، رادیومتری و مغناطیس از طریق سه سنسور مختلف آشکار شده و همگی به همراه داده‌های GPS و ارتفاعهای بارومتریک و رادار از طریق کابل‌های ویژه به داخل دستگاه کامپیوتری داخل بالگرد (DAS) ثبت می‌گردد. شکل ذیل نمایی از دسگاه آنالوگ را که در پروژه‌های قبل مورد استفاده قرار گرفته به همراه قسمتهای مختلف آن نشان می‌دهد.

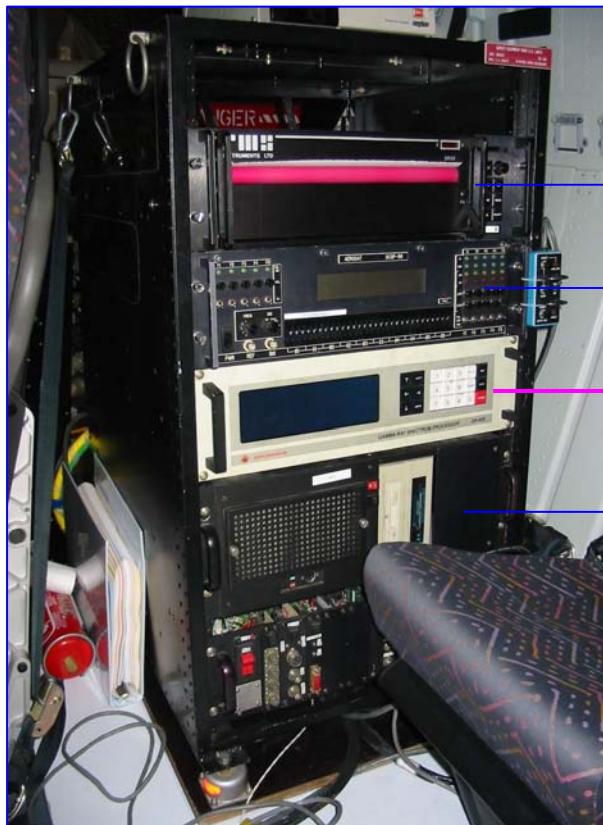


Chart recorder -GR33-

EM Console - DCSP99

Spectrometer -GPX1024 -

Minimag -MM4 -

دستگاه آنالوگ ثبت داده های ژئوفیزیک هوایی در داخل بالگرد و قسمت های مختلف آن.

(۲) پردازش داده ها :

کل منطقه انتخابی توسط زمین شناسان با سابقه سازمان زمین شناسی با توجه به شرایط مختلف زمین شناسی انتخاب شده و توسط کارشناسان بخش با توجه به وسعت منطقه وسائل فنی به چند بلوک پروازی تقسیم و خطوط پرواز آن طوری طراحی می گردد که بر اکثر راستا های زمین شناسی منطقه عمود باشد. در مجموع تمامی خطوط پرواز به صورت خطوط اصلی (Flight line) خطوط کنترل (Tie line)، خطوط ارزیابی (Test line) و خطوط زمینه (Backgrounds) برداشت می شوند. کار پردازش اصلی داده ها به شرح زیر در فیلد و پردازش نهائی داده ها در دفتر کار انجام می گردد.

با استفاده از خطوط ارزیابی (test lines) و داده های پرواز ارتفاع بالا (high altitude flight) ضرایب تصحیح رادیومتری استخراج و به کل داده های اورانیوم، توریم و پتاسیم اعمال می شود.



- برای تصحیح داده‌های مغناطیس تمام اثرات مربوط به منشأهای غیر از پوسته زمین حذف گردید. از جمله اثرات دستگاهی و نویز با استفاده از فیلترهای مناسب، اثر میدان مغناطیسی هسته زمین با استفاده از IGRF و تغییرات میدان خارجی زمین با استفاده از داده‌های ایستگاه مبنای زمینی از داده‌ها بیرون کشیده شده و برای هم سطح سازی (leveling) داده‌ها از خطوط کنترل (Tie lines) که حدوداً عمود بر خطوط اصلی پرواز می‌شود، استفاده می‌گردد.
- نویز‌های موجود در داده‌های EM نیز با استفاده از فیلترهای مناسب و اثرات خطی نیز با استفاده از پروازهای ارتفاع بالا در انتهای خطوط (leveling) و به روش هم سطح سازی (Backgrounds) از داده استخراج و حذف می‌گردد.
- خاطر نشان می‌شود که در بخش هائی از پرواز به هر دلیل اگر یک خرابی در داده‌های ثبت شده اتفاق افتاده است پس از بررسی کارشناسان مستقر در منطقه در صورت لزوم و طبق استانداردهای موجود پرواز مجدد انجام می‌شود.

(۳) تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوائی:

بعد از اتمام کار پردازش داده‌ها، عملیات تفسیر کیفی، کمی و کنترل آنومالیها در سر زمین شروع می‌شود. در تفسیر کیفی تمامی راستاهای مهم، توده‌های نفوذی، خطواره‌ها و مناطق حائز اهمیت در نقشه‌های مربوط به هر سه روش استخراج شده و ارتباط آنها با همدیگر و همچنین دیگر اطلاعات موجود از جمله نقشه‌های زمین‌شناسی، تصاویر ماهواره و اطلاعات ژئوشیمی مورد بررسی قرار گرفته و در صورت امکان گسترش جانبی و عمقی ساختارها و پدیده‌های مهم از جمله گسلها، توده‌های نفوذی و زون‌های آلتراسیون تعیین می‌شود. پس از مشخص شدن مدل‌های خواص فیزیکی منطقه و ارتباط آن با زمین‌شناسی، با استفاده از روابط و روش‌های ریاضی و فیزیک پارامترهای هندسی و فیزیکی مدل‌های مذبور از جمله عمق توده‌ها، دایکها و دیگر ساختارها، شکل و محل قرارگیری آنها، جنس آنها و در صورت امکان شب آنها تعیین می‌شود. پس از این مرحله که به آن تفسیر کمی گفته می‌شود اطلاعات ارزشمندی از منطقه در اختیار قرار می‌گیرد.



گیرد که می‌تواند به همراه دیگر داده‌های موجود در تصمیم گیریهای بعدی برای ادامه روند اکتشاف منطقه، تعیین ژنز و خواستگاه کانسارها و درنهایت تعیین محل حفاری‌ها و ادامه روند آنها تأثیر بسزائی دارد. این مرحله از کار اتمام ناپذیر بوده و در هر زمان با توجه به میزان در دسترس بودن ابزار و اطلاعات و روش‌های جدید، اطلاعات بیشتر و دقیق‌تری به دست می‌آید.

فصل اول

زمین‌شناسی محدوده برداشت



۱-۱-زمین‌شناسی محدوده برداشت:

منطقه مورد مطالعه در استان خراسان جنوبی (جنوب شهرستان بیرجند) واقع گردیده و به دو محدوده A و B تقسیم می‌گردد:

محدوده A از جنوب شهرستان خوسف آغاز و تا شمال روستای مختاران ادامه می‌یابد.

محدوده B نیز از جنوب روستای بصیران شروع و تا جنوب معدن قلعه زری ادامه می‌یابد.

منطقه مورد مطالعه دارای آب و هوایی خشک و کویری می‌باشد.

عمده ترین راههای دسترسی به محدوده‌های مورد مطالعه، جاده بیرجند- خوسف- مختاران (برای بلوک A) و خوسف- بصیران- قلعه زری (برای محدوده B) می‌باشد.

۱-۱-۱-چینه‌شناسی و سنگ‌شناسی:

به لحاظ لیتوژوژی این محدوده‌ها شامل سه دسته رخنمونهای سنگی عمده می‌باشند

۱- افیولیتها و آمیزه‌های درهم رنگین

۲- رسوبات نوع فیلیش

۳- سنگ‌های دگرگونه

سن مجموعه درهم آمیز رنگین را به قبل از کرتاسه تا کرتاسه بالایی نسبت داده می‌

شوداین مجموعه که توسط ولکانیکهای اوخر ترسیر و سنگ‌های رسوبی پوشیده می‌

گردند شامل سنگ‌های الترا بازیک و بازیک، سنگ‌های رسوبی و سنگ‌های دگر گونه می‌

باشند عمده سنگ‌های الترا بازیک شامل پریدوتیت، هارزبورزیت، لرزولیت و سرپانتین ها

هستند و از دسته سنگ‌های بازیک و حد واسط نیز می‌توان به گابروها، اسپیلیتها و

آندریتها را نام برد.

سن رسوبات فیلیش را کرتاسه بالایی تا پا لئوژن در نظر می‌گیرند این رخساره‌های

فیلیشی عمده از شیلهای سبز رنگ، ماسه سنگ، سیلت سنگ و شیلهای فیلیتی

تشکیل شده اند این فیلیشها به ویژه در قسمت فوقانی متحمل دگرگونی شده اند.

از دسته سوم رخنمونهای سنگی (دگر گونه‌ها) که عمده در این منطقه مشاهده می‌

گردند شامل شیستهای بیوتیت- مسکویت دار، توفهای دگرگون شده، مرمرمی باشند

دسته دیگری از این سنگها که همراه آمیزه‌های رنگین مشاهده می‌گردند شامل

شیستهای آندالوزیت- بیوتیت دار، میگماتیت و آمفیبولیت می‌باشند.



۱-۱-۲-زمین ساخت و تکتونیک:

بر اساس تقسیمات زمین شناسی ایران این محدوده شامل بخشی از بلوک لوت و منطقه فیلیش افیولیتی شرق ایران را شامل می‌گردد بلوک لوت در حقیقت بخشی از پلاتفرم پالئوزوئیک ایران می‌باشد که شدیداً تحت تاثیر حرکات کوه‌زایی کمیرین قرار گرفته که این حرکات با ماقماتیسم و نفوذ توده‌های بزرگ پلوتونیکی نظیر توده شاه کوه و دگرگونی همراه بوده است. منطقه فیلیش افیولیتی در حقیقت با حوضه فیلیش شرق ایران در ارتباط می‌باشد تشکیل این حوزه را ناشی از عمل ریفتینگ در کرتاسه تصور می‌کنند. نهشته‌های این حوزه شدیداً متاثر از حرکات آلپی بوده و در مجاورت بلوک لوت مجموعه در همی که اجزای عمدۀ آنرا سنگهای کرتاسه تشکیل داده و شدیداً دگرگون شده را پدید آورده است.

پس از رسوب گذاری ائوسن در سراسر ناحیه فعالیتهای ماقمایی گستردۀ ای روی داده و سنگهای آذرین نفوذی دیوریت و گرانیت در دایکهای متعددی از سنگهای کهنتر نفوذ نموده است.

۱-۱-۳-زمین شناسی اقتصادی:

عمده ترین آثار و نشانه‌های معدنی که در منطقه میتوان مشاهده نمود به قرار ذیل می‌باشد

در پاره‌ای از قسمتها انواعی از کانسارهای مس پروفیری را می‌توان مشاهده نمود بعنوان مثال می‌توان به کانسارهای مس پروفیری ماهر آباد، شیخ آبادو...را نام برد. از دیگر انواع کانسارها می‌توان به کانسارهای طلای نوع اپی ترمال، مدل مس طلای نوع المپیک دم، مدل کانسارهای مس نوع اسکارنی را نام برد.

فصل دوم

گزارش برداشت و
پردازش داده‌ها



مقدمه

منطقه برداشت داده‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان - بیرجند - خوسف - بصیران - مختاران - قلعه زری می‌باشد که در فاز اول برداشت داده‌ها در سه بلوک ۱، ۲، ۳ از بلوک‌های فوقانی انجام شده محل استقرار کمپ در شهر بیرجند و محل استقرار بالگرد در خوسف بوده و در فاز دوم برداشت داده‌ها در بلوک‌های ۴، ۵، ۶ محل استقرار کمپ و همچنین بالگرد در روستای بصیران بوده است.

منطقه جنوب خراسان - بیرجند - خوسف - بصیران از دیدگاه زمین‌شناسی و مطالعات قبلی انجام شده در منطقه دارای پتانسیل بالائی از نظر ذخایر معدنی مانند طلا، مس، سرب و ... می‌باشد با توجه به شbahتهای ساختاری زمین‌شناسی و امتداد ساختمانهای زمین‌شناسی و نیز با توجه به محدودیتهای فنی در پرواز و محدودیت در طول خطوط پروازی، به ۶ بلوک مجزا تقسیم گردید. که در هر بخش امتداد ساختمانهای زمین‌شناسی تقریباً مشابه می‌باشد و طول خطوط پرواز حداقل تا ۳۰ کیلومتر می‌باشد. بالگرد‌های مورد استفاده برای برداشت هوایی از نوع B3 ساخت کشور فرانسه و متعلق به شرکت خدمات هلیکوپتری ساخه (وابسته به شرکت نفت) می‌باشد.

۱-۲-مشخصات بلوک‌ها

مشخصات رئوس بلوک‌ها در سیستم مشخصات جغرافیائی در جدول زیر آمده است . با توجه به اینکه این بلوک‌ها در زون N-۴۰ قرار دارند مشخصات این رئوس در سیستم UTM زون ۴۰ شمالی با استفاده از بیضوی (W.G.S 1984) بصورت زیر خواهد بود



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

بلوک شماره ۱

شماره راس	Longitude (Deg)	Latitude (Deg)	X UTM	Y UTM
1	58.69722222	32.51138889	659438	3598409
2	59.00638889	32.53527778	688421	3601552
3	58.81194444	32.28583333	670638	3573552
4	58.63416667	32.42722222	653641	3588977

بلوک شماره ۲

شماره راس	Longitude(Deg)	Latitude(Deg)	X UTM	Y UTM
1	58.86027778	32.34805556	675059	3580527
2	59.00527778	32.53611111	688323	3601651
3	59.16305556	32.44416667	703354	3591728
4	59.06722222	32.31638889	694610	3577383

بلوک شماره ۳

شماره راس	Longitude(Deg)	Latitude(Deg)	X UTM	Y UTM
1	59.30083333	32.23166667	716814	3568443
2	59.40277778	32.37583333	726050	3584654
3	59.18138889	32.46583333	705025	3594184
4	59.05861111	32.30416667	693824	3576008



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

بلوک شماره ۴

شماره راس	Longitude (Deg)	Latitude (Deg)	X_UTM	Y_UTM
1	59.40388889	32.37500000	726148	3584556
2	59.63500000	32.28166667	748155	3574731
3	59.51694444	32.12638889	737446	3557243
4	59.30194444	32.23333333	716913	3568639

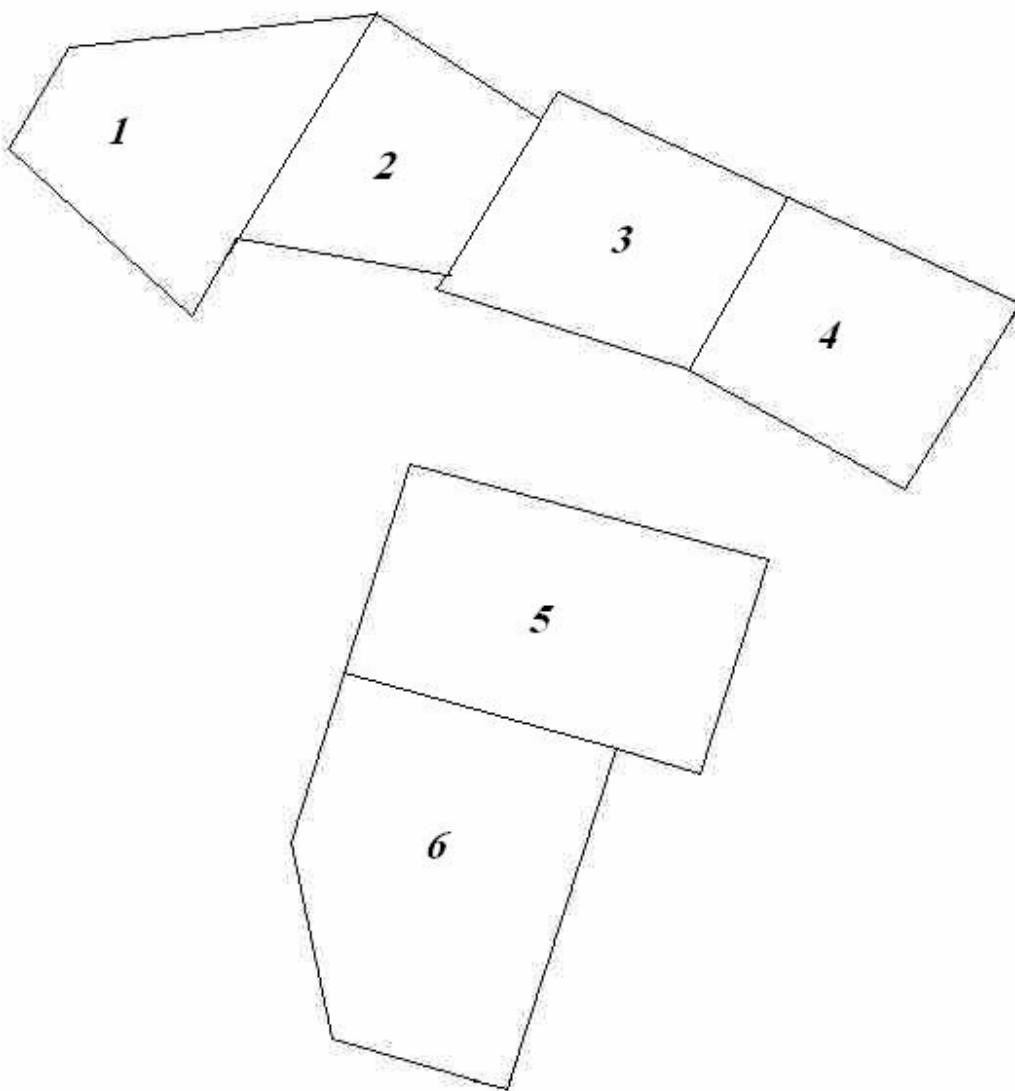
بلوک شماره ۵

شماره راس	Longitude (Deg)	Latitude (Deg)	X_UTM	Y_UTM
1	59.02944444	32.15638889	691391	3559584
2	59.37638889	32.06972222	724316	3550657
3	59.30777778	31.88944444	718268	3530499
4	58.96055556	31.97916667	685248	3539810

بلوک شماره ۶

شماره راس	Longitude (Deg)	Latitude (Deg)	X_UTM	Y_UTM
1	58.96166667	31.98000000	685344	3539906
2	59.22416667	31.91250000	710301	3532899
3	59.11500000	31.62861111	700606	3501222
4	58.94083333	31.67222222	684000	3505734
5	58.90388889	31.83888889	680160	3524164

و شکل نهائی بلوکها بصورت زیر خواهد بود :



شکل ۱-۲ تصویر نهائی بلوک های پروازی

۱-۱-۲-مشخصات خطوط پرواز (طراحی خطوط پرواز):

در هریک از بلوکهای فوق جهت خطوط پرواز اصلی تقریباً عمود بر امتداد عمومی ساختارهای زمین‌شناسی و گسلها می‌باشد. برای انجام تصحیح Leveling داده‌های مغناطیس نیاز به برداشت هوایی روی خطوط کنترل Tie Line با فاصله حدوداً ۴ تا ۶



برابر فاصله خطوط اصلی و عمود بر آن می‌باشد. مجموعه این مشخصات در هر بلوک به تفکیک در جداول زیر قابل مشاهده می‌باشد.

Block 1	
Area (Km ²)	505
Line Number	91
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	2525
Line Azimuth (North)	30

Block 2	
Area (Km ²)	380
Line Number	72
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	1900
Line Azimuth (North)	30

Block 3	
Area (Km ²)	470
Line Number	98
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	2350
Line Azimuth (North)	30

Block 4	
Area (Km ²)	465
Line Number	90
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	2325
Line Azimuth (North)	30



Block 5	
Area (Km ²)	715
Line Number	83
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	3575
Line Azimuth (North)	30

Block 6	
Area (Km ²)	795
Line Number	131
Line Spacing (m)	200
Total Line Kilometer (Km)	3975
Line Azimuth (North)	30

اما طراحی Tie Line ها در چهاربلوک بالا و دو بلوک پائینی بصورت یکپارچه انجام گردید مشخصات این خطوط به تفکیک در جداول زیر آورده شده است :

Tie Line (Block 1,2,3,4)	
Line Spacing(m)	3000
Line Kilometer (km)	606.7
Line Azimuth (deg)	-60

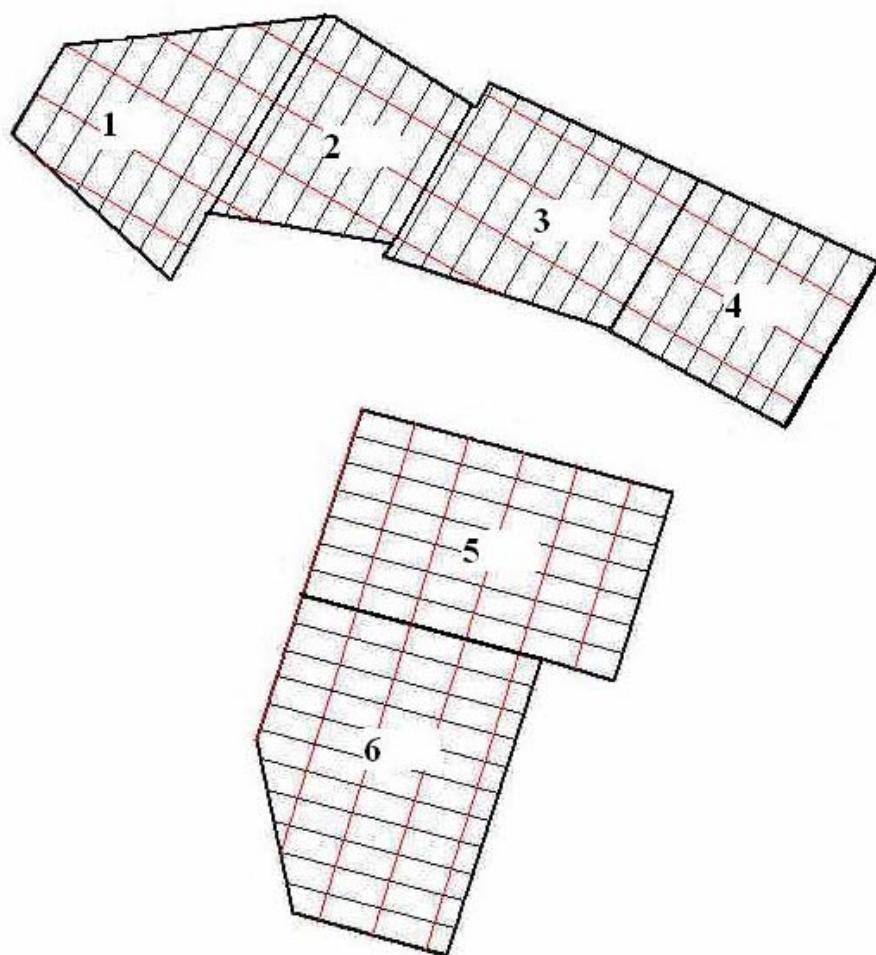
Tie Line (Block 5,6)	
Line Spacing(m)	5000
Line Kilometer (km)	302.0
Line Azimuth (deg)	17



با توجه به آنچه که در جداول آمده است مشخصات کلی بلوکها و خطوط پرواز چنین خواهد بود :

Total	
Area (Km ²)	3330
Line Number	565
Total Line Kilometer (Km)	16650
Tie Line Number	20
Total Tie Line Kilometr (Km)	910

در شکل زیر راستای خطوط پرواز در هر بلوک مشخص گردیده است :



شکل ۲-۲- تصویر راستای خطوط پرواز بر روی بلوک های پروازی



والبته این مقدار کیلومتر پرواز طراحی شده را مشخص می‌نماید که در عمل با توجه به Test Line Background در طول هر خط پرواز برای داده‌های HEM و نیز پرواز Spec و نیز سایر پروازها از قبیل طی مسافت محل اسقراط بالگرد تا روزانه برای داده‌های Tie Line Kilometrage (Km) ۹۱۰ کیلومتر واقعی پرواز ده درصد منطقه پرواز و نشست و برخاست جهت سوخت گیری و ...، کیلومتر اسقراط بالگرد تا بیشتر از آنچه که در طراحی خطوط پرواز بدست آمده می‌باشد و بنابر این مجموع طول کل خطوط پرواز واقعی بصورت جدول زیر خواهد بود:

Total	
Total Line Kilometr	(Km) 18315
Total Tie Line Kilometrage	(Km) 910
مجموع (کیلومتر)	19225

۲-مشخصات پرواز برای برداشت داده‌های ژئوفیزیک هوایی:

سرعت پرواز بالگرد در حین برداشت داده‌های ژئوفیزیک هوایی معمولاً باید در حدود ۶۰ کیلومتر بر ساعت باشد و گاه ممکن است به ۱۰۰ کیلومتر در ساعت برسد(در حین پرواز برای Tie Line Mag Bird مورد استفاده قرار می‌گیرد بعلت کاهش وزن مجموعه دستگاهی سرعت بالگرد میتواند بیشتر باشد) که ممکن است با توجه به شرایط جوی و همچنین وضعیت توپوگرافی سطح زمین تغییر نماید(با توجه به اینکه هر یک ثانیه ده داده ثبت می‌شود می‌توان دریافت که فاصله بین دو داده ثبت شده متوالی تقریباً برابر با ۳ متر میباشد واضح است که افزایش سرعت بالگرد باعث افزایش فواصل نمونه‌برداری می‌گردد لذا افزایش بیش از اندازه سرعت سبب از دست رفتن آنومالیهای کوچک و کاهش دقیقت برداشت خواهد گردید).

ارتفاع قائم Bird از سطح زمین در حدود ۴۵ تا ۳۰ متر می‌باشد. با توجه به اینکه طول کابل Bird حدوداً ۳۰ متر است بنابراین فاصله بالگرد از سطح زمین حدوداً ۶۰ متر و حداکثر ۷۵ متر می‌باشد و در صورتیکه ارتفاع بالگرد از سطح زمین بیشتر از ۸۰ متر باشد کیفیت داده‌های برداشت شده خصوصاً داده‌های EM و Spec به شدت کاهش خواهد



یافت . با توجه به آنچه که در بالا ذکر شد می‌توان زمان مورد نیاز برای پرواز و برداشت کامل داده‌ها را در بلوکها بصورت زیر تخمین زد:

$$\text{Time (Hour)} = \text{Kilometer (km)} / (100)$$

۳-۲-مشخصات ایستگاه مبنا (Base Station)

برای تصحیح داده‌های GPS بالگرد و همچنین تصحیح Diurnal داده‌های مغناطیس، محلی به عنوان Base Station یا ایستگاه مبنا انتخاب می‌شود که نزدیک به محل استقرار بالگرد یا کمپ می‌باشد.

باید توجه داشت که Base Mag در محلی دور از اشیاء مغناطیسی و یا فلزی(مانند ماشین و وسائل نقلیه) و حتی میدانهای مغناطیسی متفرقه مانند میدان ناشی از کابل‌های برق و ... باشد در غیر اینصورت این داده‌ها بیانگر تغییرات روزانه نخواهند بود .

دستگاه‌های Base GPS و Base Mag قبل از شروع اولین پرواز به مدت ۲۴ ساعت قرائت ثبت می‌نمایند(فواصل نمونه‌برداری معمولاً ۳ ثانیه می‌باشد) و با استفاده از داده‌های Base GPS مختصات دقیق محل ایستگاه مبنا تعیین می‌گردد که در تصحیح و پردازش داده‌های GPS اهمیت زیادی دارد. در این پروژه مختصات دقیق محل Base GPS در فاز اول پروژه برای بلوکهای ۱ و ۲ و ۳ (محل Base در خوسف) چنین می‌باشد:

Base position			
Long(Deg)	Lat(Deg)	X_UTM	Y_UTM
54.31016677	35.92282171	257307.6	3978732

همچنین مختصات دقیق محل Base GPS در فاز دوم پروژه برای بلوکهای ۴ و ۵ و ۶ (محل Base در بصیران) چنین می‌باشد:



Base position			
Long(Deg)	Lat(Deg)	X UTM	Y UTM
59.119875	31.96074028	257307.6	3978732

مشخصات دستگاه‌های مورد استفاده در برداشت داده به اختصار در جدول زیر ذکر شده است.

نام دستگاه	مدل و شرکت سازنده
مغناطیس سنج هوابرد (<i>Mag bird</i>)	Scintrex Cs vapour
مغناطیس سنج /یستگاه مبنای (<i>mag</i>)	GEM Proton
سیستم الکترو مغناطیس (<i>EM bird</i>)	Frequency Domain Electromagnetic System AeroDat
اسپکترو متر رادیومتری (<i>Spectrometer</i>)	Exploranium GPX1024/256
یستگاه مبنای GPS (<i>GPS</i>)	MagNavox (Leica)
هوابرد GPS (<i>Flight GPS</i>)	Novatel
دستگاه ثبات MiniMAG(DAS)	HighSense
پرینتر پروفیلهای هوایی Recorder (<i>Chart Recorder</i>)	RMS GR-33
نمایشگر اطلاعات هوابرد Screen (<i>Touch Screen</i>)	DATALUX



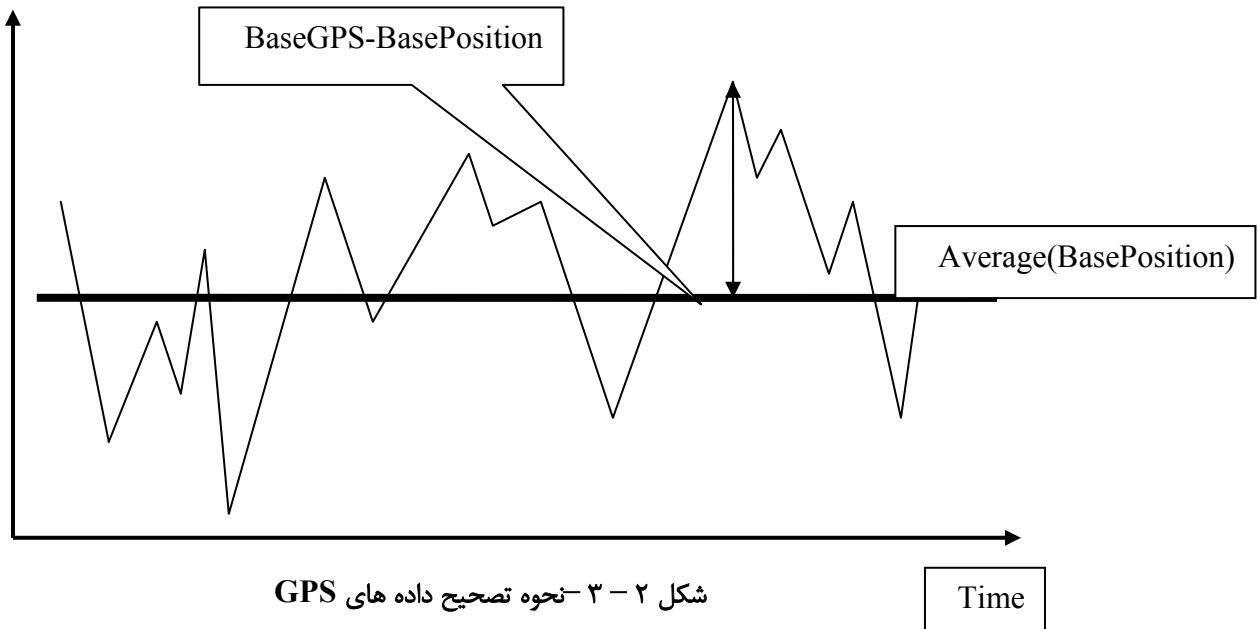
۴-۲-پردازش داده‌های برداشت شده روزانه

۴-۱-پردازش داده‌های GPS

برای پردازش داده‌های GPS بالگرد لازم است مختصات دقیق ایستگاه مبنا قبل از شروع پروازهای برداشت داده‌های ژئوفیزیکی با دقت تعیین شود. برای این منظور به مدت ۲۴ ساعت قبل از شروع اولین پرواز دستگاه BaseGPS مشغول قرائت می‌باشد و مختصات نقطه مبنا را در طول شبانه روز با توجه به اطلاعاتی که از ماهواره‌های موجود در فضا دریافت می‌کند ثبت می‌نماید. به علت اختلالات ناشی از جابجایی ماهواره‌ها و ... این مختصات تغییرات جزئی خواهد داشت که با میانگین گرفتن از اعداد ثبت شده می‌توان مختصات دقیق ایستگاه مبنا را بدست آورد. اکنون برای تصحیح داده‌های GPS بالگرد در پروازهای روزانه در هر ثانیه مشخص باید اختلاف داده قرائت شده توسط BaseGPS را از میانگین محاسبه نمود و آن را از داده‌های GPS بالگرد کسر نمود. در واقع به صورت ساده می‌توان گفت:

$$\text{SurveyGPS}(\text{cor}) = \text{SurveyGPS} - [(\text{BaseGPS}) - (\text{BasePosition})]$$

به این ترتیب داده‌های GPS بالگرد تصحیح می‌شود. شکل زیر نمایش دهنده نحوه تصحیح می‌باشد:



۴-۲-۲- پردازش داده های مغناطیس هوائی (Mag)

پردازش داده های مغناطیس هوائی در هفت مرحله و در دو فاز انجام می شود.

فاز اول - پیش پردازش

الف) بازرسی و تأیید اولیه داده های خام

ب) حذف داده های قرار گرفته در محدوده زون مرده (dead zone) و نوافه

فاز دوم - پردازش اصلی

➤ تصحیح پارالакс (Parallax correction)

➤ حذف اثرات روزانه (Diurnal correction)

➤ حذف میدان هسته زمین (IGRF)

➤ هم ترازسازی داده ها (Leveling)



► ریز هم ترازسازی داده‌ها (Micro leveling) : حذف خطاهای

باقیمانده از مرحله هم تراز سازی

فاز اول:

در فاز اول تصحیح داده‌های خام به صورت دستی و با استفاده از مشتق چهارم تمامی نقاط نبود داده، نوشهای و مقادیر خارج از محدوده مشخص شده و از داده خارج می‌شوند. سپس با طراحی یک فیلتر پائین گذر باقیمانده نوشهای موجود در داده‌ها که به صورت چشمی قابل تشخیص نیستند از داده‌ها حذف می‌شوند. پارامترهای این فیلتر بستگی به نوع داده‌ها و میزان نویز آنها دارد. نوع فیلتر استفاده شده برای داده‌ها Hanning می‌باشد. مگنتومتر مورد استفاده در پروژه در حالت‌های خاصی از وضعیت خود نسبت به میدان مغناطیسی زمین، هیچ گونه پاسخی از خود نشان نمی‌دهد و به اصطلاح در حالت زون مرده قرار گرفته است. این وضعیت، عامل بیشتر افتکهای شدید در قرائت میدان مغناطیسی می‌باشد. تغییرات شدید و سریع میدان مغناطیسی زمین نیز از دیگر عوامل به وجود آورنده نوشه در داده‌ها می‌باشد.

فاز دوم:

► تصحیح پارالاکس یا لگ (Parallax or Lag correction)

از آنجائی که محل ثبت مختصات بالگرد (Mحل قرار گیری آنتن GPS) و محل ثبت میدان (مکان مگنتومتر) یکسان نیستند، میدان قرائت شده مربوط به نقطه ثبت شده نمی‌باشد، بنابراین باید مختصات‌های ثبت شده را تغییر داد تا مقادیر میدان بر روی محل اصلی خود قرار گیرند. این تصحیح Lag نامیده می‌شود. با توجه به اینکه در سیستم موجود آنتن GPS بر روی Mag Bird قرار گرفته است، اختلاف مقدار مورد نظر خیلی کم و قابل اغماض می‌باشد و از روی نقشه‌ها نیز مشخص است که تاخیر زمانی حساسیت سنسورهای سنجش مگنتومتر نیز قابل اغماض بوده و لذا مقدار تصحیح Lag صفر می‌باشد.



► تصحیح اثرات روزانه میدان مغناطیسی زمین :

میدان مغناطیسی کره زمین متغیر با زمان می‌باشد. این تغییرات دارای دوره تناوب‌های متفاوتی بوده و به دو نوع قابل تقسیم است.

الف) تغییرات دراز مدت (Secular variation) که عمدتاً منشأ داخلی داشته و مربوط به تغییرات سیال فلزی هسته زمین است. دوره تناوب این نوع تغییرات میدان از شش ماه تا دوران‌های زمین شناسی متغیر است.

ب) تغییرات زود گذر (Diurnal variations) این تغییرات منشأ خارجی داشته و مربوط به اثرات مغناطیسی فضائی بر روی میدان مغناطیسی کره زمین می‌باشد. دوره تناوب این تغییرات از کسر کوچکی از ثانیه تا چند ماه تغییر می‌کند.

با توجه به مدت زمان برداشت داده در هر روز مسلم است که فقط تغییرات زودگذر میدان در داده‌های ثبت شده اثر می‌گذارند. برای حذف اثرات مذبور یک دستگاه مگنتومتر پروتون در محل Base استقرار یافته و در طول مدت زمان برداشت داده، تغییرات میدان زمین را ثبت می‌نماید. سپس این داده‌ها به صورت یک کanal مجزا داخل پایگاه داده اصلی شده و برای حذف نویفه‌های موجود در آن یک فیلتر Non Linear به آن اعمال می‌شود. با توجه به اینکه روند کلی تغییرات روزانه مورد نظر می‌باشد، فیلتر پائین گذر Hanning نیز به این داده‌ها اعمال می‌شود. نهایتاً برای حذف این تغییرات از روش زیر استفاده شده که استاندارد شرکت Fugro می‌باشد. ابتدا میانگین تمام داده‌های ثبت شده توسط ایستگاه مبنا محاسبه شده، سپس از فرمول زیرداده‌ها تصحیح می‌شوند.

$$(\text{میانگین داده‌ها مبنا}) + (\text{داده‌ها کanal مبنا}) - (\text{داده‌ها ثبت شده توسط بالگرد}) = \text{داده نهایی}$$

در این پروژه به علت خرابی Base_Mag، بلوکهای ۴ و ۵ و ۶ بدون دستگاه برداشت گردیده اند و تصحیح Diurnal فقط روی بلوکهای ۱ و ۲ و ۳ اعمال گردیده است



➤ حذف میدان مغناطیسی ناشی از هسته و پوسته پائینی زمین (IGRF) :

بیش از ۹۵٪ میدان مغناطیسی زمین از هسته آن ناشی شده است. این میدان در هنگام شکل‌گیری سنگهای پوسته زمین و در هنگام سرد شدن ماقمای مذاب در آنها القا می‌شود. میزان این القا بستگی به چگالی کانی‌های فرومغناطیسی در سنگها دارد. برای مثال سنگهای مافیک و اولترامافیک با توجه به اینکه حاوی مقادیر زیادی کانی‌های مافیک از جمله مگنتیت می‌باشند بنابراین میزان القائیدگی میدان زمین در آنها بالا بوده و آنومالی‌های قوی از خود نشان می‌دهند. از طرف دیگر میدان مغناطیسی زمین دارای تغییراتی نیز متناسب با طول و عرض جغرافیائی می‌باشد. از جمله اینکه مقدار آن از استوا به قطب افزایش می‌یابد. میدان مغناطیسی کلی زمین با استفاده از داده‌های رصدخانه‌های مغناطیسی تمام دنیا و به کارگیری روابط ریاضی به صورت یک فرمول درآمده و این امکان را می‌دهد که میدان زمین را در هر نقطه بدست آورده و آن را از مقدار ثبت شده کم نمود تا بدین ترتیب تمامی اثرات مذبور از داده‌ها حذف شوند. میدان مغناطیسی مرجع و بین المللی زمین به اختصار IGRF نامیده می‌شود. نحوه حذف آن از داده مشابه اثر روزانه بوده و به صورت زیر می‌باشد.

(میانگین $IGRF + (\text{داده‌ها کمال } IGRF) - (\text{داده‌ها ثبت شده توسط بالگرد}) = \text{داده نهایی}$)

مشخصات میدان مغناطیسی منطقه بدست آمده از IGRF سال ۲۰۰۳ در مختصات حدودی مرکز منطقه به صورت زیر می‌باشد.

طول جغرافیائی = ۵۹ درجه و ۶,۳ دقیقه

عرض جغرافیائی = ۳۲ درجه و ۲۲ دقیقه

شدت کل میدان = ۴۶۹۳۱,۷۷۴۷ نانوتسلا

زاویه شیب میدان = ۴۹,۳۱۵۸۵ درجه

زاویه انحراف میدان = ۲,۳۴۵۹۳۲ درجه



➢ هم ترازسازی داده‌ها (Leveling)

برای حذف اثرات روزانه باقیمانده در داده‌ها و همچنین اطمینان از صحت داده‌های برداشت شده در پروژه‌های مغناطیسی هوائی معمولاً یک سری خطوط عمود بر خطوط اصلی پرواز می‌شوند. فواصل این خطوط معمولاً ۴ تا ۱۰ برابر فاصله خطوط اصلی بوده و تعیین این فاصله باید از تحلیل نقشه شدت کل منطقه به دست آید. بعد از پرواز خطوط مزبور، در نقاط تقاطع دو مقدار قرائت شده مربوط به دو زمان متفاوت موجود می‌باشد. هم تراز سازی فرایندی است که طی آن اختلاف بین مقادیر قرائت شده در هر نقطه تقاطع به کمترین مقدار کاهش پیدا می‌کند. روش‌های مختلفی برای این کار موجود می‌باشد که از روش برآش منحنی برای داده‌های برداشت شده استفاده شد. در این روش ابتدا یک چند جمله‌ای به روش کمترین مربعات به مقادیر اختلاف بین اندازه‌گیری‌های انجام شده در نقاط تقاطع برآش می‌شود. سپس مقادیر منحنی فوق در مرحله اول به داده‌های خطوط کنترل اعمال شده و دوباره مقادیر اختلاف بین دو مقدار موجود در هر نقطه تقاطع محاسبه می‌شود. منحنی چند جمله‌ای دوم به اختلاف‌های تصحیح شده جدید برآش می‌شود و نهایتاً مقادیر منحنی فوق به داده‌های خطوط اصلی اعمال می‌شود (از آن کم می‌شود).

خاطر نشان می‌شود که قبل از اعمال فرایندهای هم ترازسازی مقادیری که از لحاظ مقدار و همچنین گرادیان بیشتر از یک حد آستانه‌ای (Threshold) باشد باید از داده‌ها خارج شوند.

➢ ریز هم ترازسازی (Microleveling) داده‌ها:

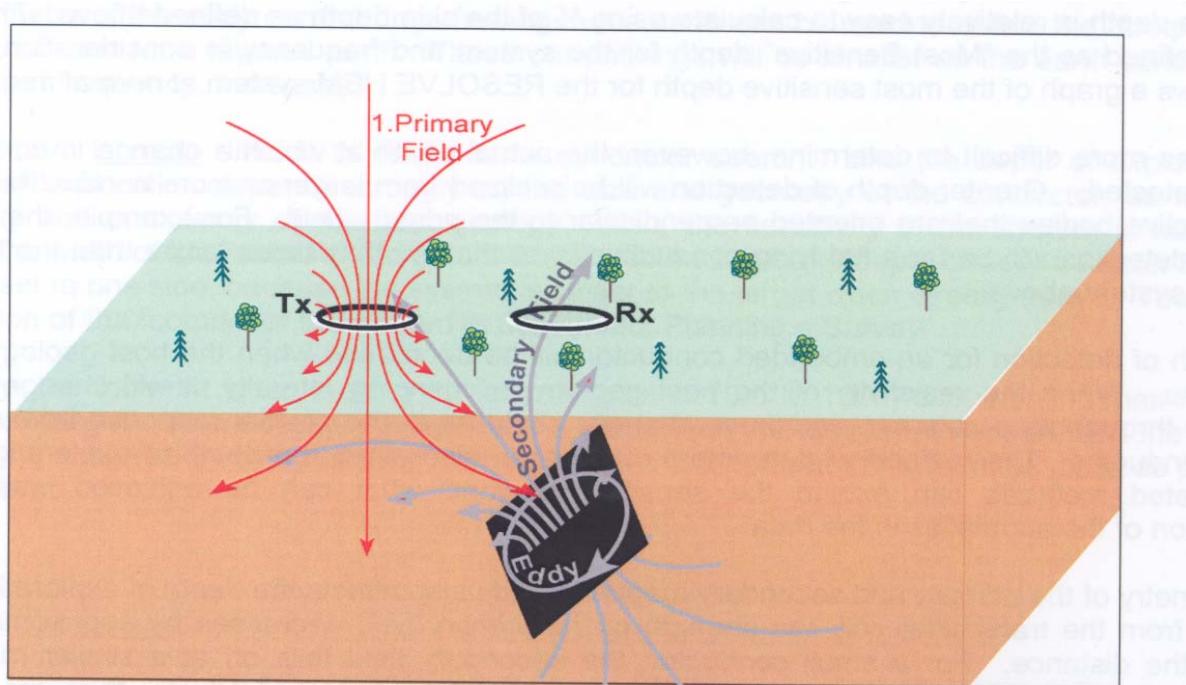
ریز هم ترازسازی یک اصطلاح کلی است که به حذف و تصحیح هر گونه خطای باقیمانده مشهود در داده‌ها اطلاق می‌شود که پس از اعمال تمامی روش‌های استاندارد باز در داده‌ها باقی می‌ماند. این بخش از کار ازاین لحاظ مهم است که وجود خطاهای خیلی کوچک در داده‌ها باعث پدید آمدن اشکال مصنوعی در نقشه‌های نهائی، مخصوصاً نقشه‌های با تفکیک بالاتر (برای مثال مشتق قائم) می‌شود. از طرف دیگر هر گونه اعمال نا مناسب پارامترهای فیلترهای Hi Pass و Low Pass مورد استفاده در این مرحله می‌تواند باعث صدمات جبران ناپذیر



به داده‌ها و از بین رفتن پاسخ‌های ضعیف منشأهای زمین شناسی می‌شود. در عمل باید با اعمال روش‌های افزایش تفکیک اثرات ساختگی (مربوط به منشأهای غیر زمین‌شناسی) را تشخیص داده سپس با اعمال فیلترهای پایین گذر خطاهای فوق را حذف کرد. فیلترهای فوق در اصطلاح (Desegregation filters) نامیده می‌شوند.

۳-۴-۲-پردازش داده‌های الکترومغناطیس (HEM)

دستگاه برداشت داده‌های EM به دستگاه EM Bird مشهور می‌باشد که در حین پرواز توسط یک کابل تقریباً ۳۰ متری از بالگرد آویزان می‌باشد. این دستگاه دارای ۲ دسته سیم پیچ می‌باشد که یک دسته از آنها موج الکترومغناطیسی تولید می‌کنند و به نام فرستنده (Transmitter) معروف می‌باشند و دسته دوم پاسخ موج الکترومغناطیسی را از زمین دریافت می‌کنند و به نام گیرنده (Receiver) معروف هستند. در شکل زیر مدل ساده‌ای از موج اولیه فرستاده شده و پاسخ موج دریافتی ناشی از میدان القائی ثانویه نمایش داده شده است:



شکل ۲-۴- نمایش میدان القایی ناشی از موج ارسالی و موج القایی برگشتی

سیم پیچهای فرستنده و گیرنده دارای فواصل مشخصی بوده که در این سیستم $\frac{6}{4}$ متر می باشد و بر حسب اینکه این سیم پیچها نسبت به هم بصورت افقی یا قائم قرار گرفته باشند به ترتیب Coaxial و Coplanar نام دارند. این سیم پیچها دارای ۵ فرکانس به شرح زیر هستند:

الف- فرکانس پائین :

Coaxial 927 Hz (L9X)

Coplanar 875 Hz (L8P)

ب- فرکانس متوسط :

Coaxial 4490 Hz (M4X)

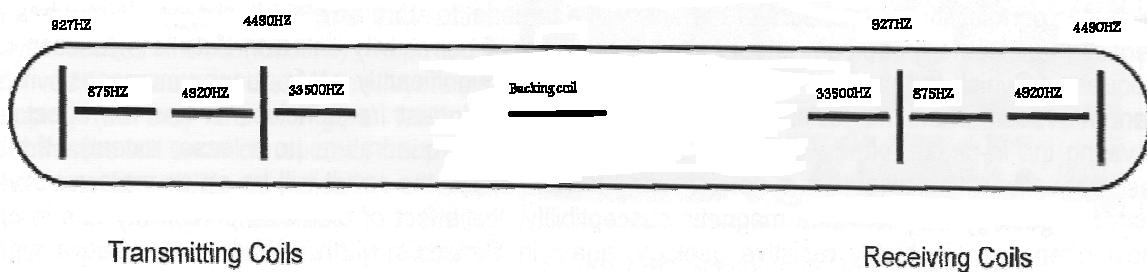
Coplanar 4920 Hz (M4P)



ج- فرکانس بالا : High Frequency

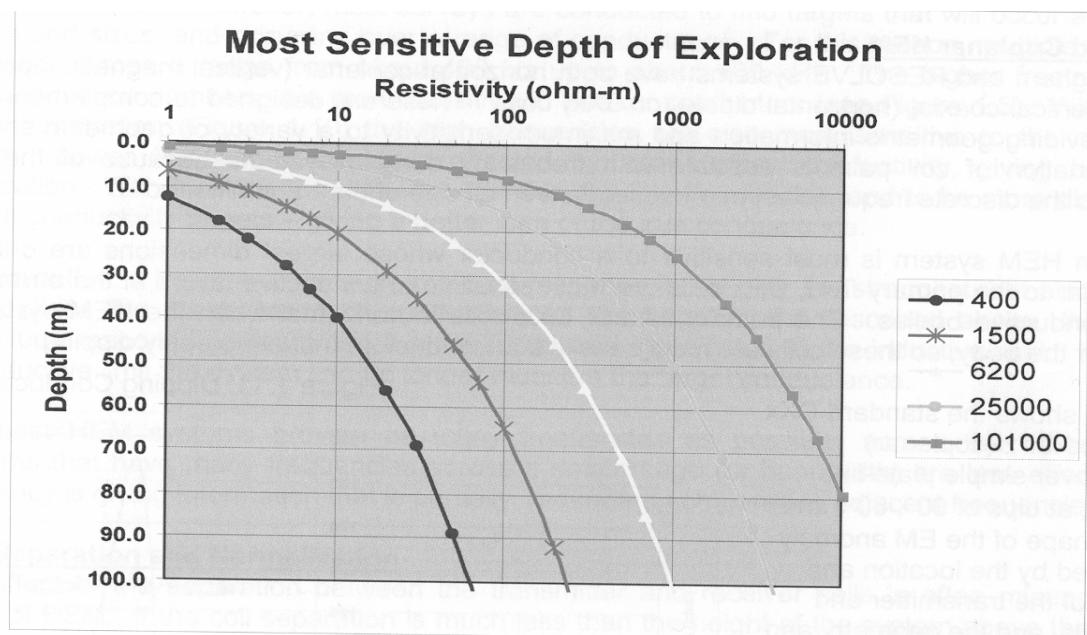
Coplanar 33500 Hz (H3P)

این مجموعه سیم پیچها و نحوه قرارگیری آنها در شکل زیر نشان داده شده اند :



شکل ۲-۵- آرایش قرارگیری سیم پیچ های فرکانس های مختلف داخل BIRD

فاصله محوری کلیه سیم پیچهای فرستنده و گیرنده که هم فرکانس هستند برابر ۶,۴ متر میباشد . همانطور که در شکل نشان داده شده است با افزایش فرکانس عمق نفوذ موج الکترومغناطیسی کم میشود و این عمق در شرایط بسیار خاص ممکن است تا ۱۰۰ متر برسد.



Most sensitive depth of exploration for the RESOLVE system at each frequency used, over a range of earth resistivities.

شکل ۲-۶-نمودار نشان دهنده رابطه فرکانس و عمق نفوذ

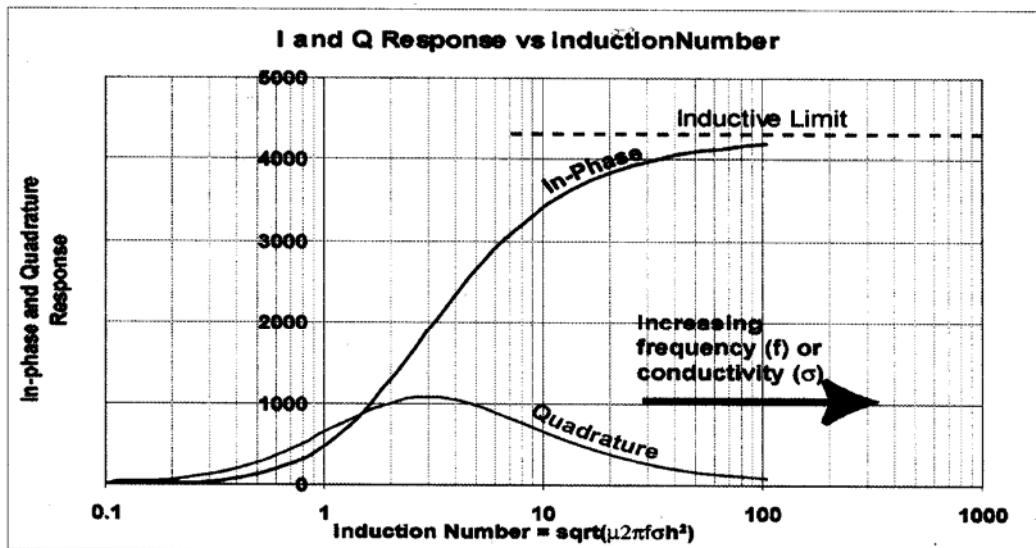
در هر فرکانس موج دریافتی تابعی از دو مولفه دامنه و Amplitude فاز Phase می‌باشد و می‌توان بجای این دو از مولفه‌های افقی In_Phase (مولفه حقیقی) و قائم موج Quadrature (مولفه موهومی) استفاده نمود. با استفاده از این دو مولفه موج می‌توان با در نظر گرفتن مدل‌های مختلف از جمله مدل نیم فضا و دولايه‌ای و ... مقدار رسانائي یا مقاومت ویژه توده را محاسبه نمود. در یک مدل بسیار ساده می‌توان گفت که مقدار مقاومت تقریباً با نسبت مولفه موهومی موج بر مولفه حقیقی موج رابطه مستقیم دارد:

$$\text{Resistivity} = k \log(Q/I)$$

$$\text{Conductivity} = 1/\text{Resistivity}$$

لازم به توضیح است که رابطه واقعی میان مقاومت ویژه و مولفه‌های حقیقی و موهومی بیشتر بصورت نموگرامها و منحنیها قابل بیان می‌باشد(شکل شماره ۳). در ضمن در صورتیکه دامنه موج کاهش یابد مقدار مقاومت افزوده می‌شود(حتی اگر نسبت Q/I ثابت باقی بماند) بنابراین اگر ارتفاع پرواز بالگرد افزایش یابد با اینکه

مولفه‌های حقیقی و موهومی تقریباً به یک نسبت کوچک می‌شوند و نسبت این دو مولفه تقریباً ثابت می‌ماند ولیکن چون دامنه موج کاهش یافته است لذا مقاومت افزایش کاذبی خواهد داشت. شکل زیر نشان می‌دهد که با افزایش رسانائی مقدار مولفه موهومی کاهش می‌یابد و مقدار مولفه حقیقی افزایش می‌یابد.



In-phase and quadrature as a function of induction

با این مقدمه کوتاه اکنون به بررسی عملیات روزانه در پردازش داده‌های EM می‌پردازیم اولین گام برای شروع پردازش روزانه کنترل کالیبراسیون دستگاه می‌باشد این کالیبراسیون دارای دو بخش می‌باشد:

الف) کالیبراسیون فاز

در این کالیبراسیون مولفه موهومی موج در هیچ فرکانسی نسبت به چرخش میله فریت Ferrite پاسخی ندارد.

ب) کالیبراسیون دامنه



در این کالیبراسیون روی منحنی آنالوگ Analog پاسخ ثبت شده در مقابل یک سیم پیچ خارجی استاندارد حدود ۲ سانتیمتر می‌باشد و در داده‌های رقومی Digital پاسخ این سیم پیچ استاندارد در فرکانس‌های مختلف دارای دامنه‌های زیر خواهد بود:

Frequency	Calibration Coil Amplitude
L9X	50 ppm
L8P	200 ppm
M4X	50 ppm
M4P	200 ppm
H3P	80 ppm

در زمان کنترل داده‌ها اگر مقدار دامنه در Quadrature یا In_Phase اختلاف فاحشی با مقادیر استاندارد کالیبراسیون دامنه داشته باشد کل آن کانال را در مقداری ضرب می‌کنیم که دامنه به حد استاندارد مطابق جدول فوق برسد.

پس از تست کالیبراسیون دستگاهی برای پردازش داده‌های برداشت شده توسط بالگرد اولین گام شناسائی نویزها در مولفه‌های حقیقی و موهومی موج و حذف آنها می‌باشد بطور ساده می‌توان نویزهای کلاسیک را بصورت زیر مشخص نمود:

Frequency	Noise Level
L9X	2 ppm
L8P	5 ppm
M4X	5 ppm
M4P	10 ppm
H3P	20 ppm

با استفاده از فیلترهای Hanning و Spike Rejection می‌توان نویزها را از این داده‌ها حذف نمود. البته برای کنترل کیفیت داده‌ها مطابق استاندارد فوق بهتر



است در هنگام نمایش پروفیل داده‌ها مقیاس قائم کانالهای In_Phase و Quadrature را در حد اعداد جدول فوق تعیین نموده و پروفیل را از نزدیک باز بینی نمود کلیه آنومالیهای با این دامنه در واقع نویز بوده و باید حذف شوند. اگر میزان نویزها بسیار زیاد باشد داده‌ها از کیفیت پائین برخوردار بوده و حتی ممکن است قابل استفاده نباشند.

انتخاب پارامترهای این فیلترها عمدهاً بستگی به کیفیت داده‌ها دارد و بعد از فیلتر کردن داده‌ها را که بر حسب Bit هستند در ضرایب زیر ضرب نموده تا تبدیل به واحد PPM شوند:

Channel	Conversion Factor
L9X_I	32.768 Bits/ppm
L9X_Q	32.768 Bits/ppm
L8P_I	16.384 Bits/ppm
L8P_Q	16.384 Bits/ppm
M4X_I	32.768 Bits/ppm
M4X_Q	32.768 Bits/ppm
M4P_I	16.384 Bits/ppm
M4P_Q	16.384 Bits/ppm
H3P_I	8.192 Bits/ppm
H3P_Q	8.192 Bits/ppm
OAT	327.7 Bits/C
RALT	21.5026 Bits/m
BALT	1638 Bits + 5.3753Bits/m

با بدست آمدن کانالهای جدید برای داده‌های EM عمل Leveling یا هم ترازسازی این داده‌ها آغاز می‌شود. این کار در دو بخش انجام می‌گیرد.

Zero Leveling

در طول پرواز بالگرد دستگاه EM Bird دارای رانه(Drift) می‌باشد که با گذشت زمان تقریباً بصورت خطی تغییر می‌نماید، برای حذف این اثر در انتهای هر مسیر بطول (تقریباً ۲۰ تا ۳۰ کیلومتر) بالگرد از زمین اوج می‌گیرد تا جائیکه انتظار داشته باشیم دیگر هیچ پاسخی به دستگاه گیرنده نرسد(پاسخ دریافتی توسط گیرنده Transmitter) قاعدهاً باید صفر باشد) ولی در این شرایط مقدار قرائت شده صفر نخواهد بود و علت آن دریفت یا رانه



دستگاهی می‌باشد در این هنگام اپراتور ابتدا دستگاه را Null می‌نماید یعنی مقدار سطح مبنای کنونی را به صفر میرساند (این تغییر ناگهانی بر روی پروفیل داده‌های EM قابل مشاهده می‌باشد) و سپس عمل Internal Calibration انجام می‌شود که در واقع کالیبراسیون داخلی دستگاهی می‌باشد و دستگاه با ارسال سیگنالهای مشخصی پاسخ خودش را مستقیماً ثبت می‌کند و ما انتظار داریم این پاسخ با سیگنال فرستاده شده یکسان باشد و اپراتور با اندازه‌گیری دامنه ثبت شده آن را کنترل می‌نماید و در این حالت می‌گویند بالگرد به Background رفته است و از مشخصه‌های مهم آن بالا بودن ارتفاع بالگرد می‌باشد.

با انجام پرواز Background انتظار داریم که رانه (Drift) دستگاهی تقریباً حذف شده باشد اکنون بالگرد مجدداً ارتفاع را کاهش داده و در طول خط پرواز جمع‌آوری داده آغاز می‌شود و این کار پس از طی مسافتی مشابه قبل تکرار خواهد شد. برای انجام Zero Leveling باید بلافاصله پس از پاسخ Null در تمام فرکانسها نقطه‌ای را انتخاب نمود و مقادیر مولفه‌های حقیقی و موهومی موج را در این نقطه به صفر رساند (ممکن است این مقادیر اکنون صفر نباشند و یا حتی منفی باشند) به این نقاط Background می‌گویند. مجموعه نقاط Background هر کدام سبب یک شیفت در داده‌ها در محل خود می‌شوند که این شیفت بصورت خطی بین هر دو نقطه Background و روی تمام داده‌های مابین آنها اعمال می‌شود (حذف رانه از کل داده‌ها) این عمل را Zero Leveling گویند. باید توجه داشت که معمولاً با تغییر در مقادیر Background کانالها را یکنواخت می‌نمائیم (نقشه این کانالها حالت یکنواخت و طبیعی خواهد داشت و اثرات خطی تقریباً باید از بین برود). نکته مهم آنست که مقادیر مولفه موهومی موج به هیچوجه نباید منفی باشد و در این حالت باید مقادیر Background را آنقدر افزایش داد تا این مقادیر به صفر برسند. همچنین مقادیر مولفه حقیقی موج همیشه مثبت است مگر در مواقعي که یک توده مگنتیتی در زیر زمین بوده باشد و معمولاً در نقشه‌های مغناطیس این امر قابل بررسی و تأیید می‌باشد.



Leveling

در موقعي ممکن است بعد از Zero Levelling اثرات خطی از کanal مولفه‌های حقیقی یا موهمی موج مشاهده شود که در این حالت از مجموعه نقاط کمکی که در پروفیل داده‌های EM تغییرات کمی دارند استفاده می‌شود و در این نقاط مقادیر موهمی یا حقیقی موج را افزایش یا کاهش می‌دهیم. این افزایش یا کاهش از نقطه کمکی مذکور تا اولین نقطه Background یا نقطه کمکی بعدی بصورت خطی روی داده‌ها اعمال خواهد شد و ما انتظار داریم که اثرات خطی روی خطوط پرواز با این روش به حداقل برسد. این عمل نیاز به مهارت تجربی و صرف وقت فراوانی دارد در خاتمه مولفه‌های حقیقی و موهمی موج دارای شکل یکنواخت خواهد بود (این موضوع را میتوان از روی گردید کانالهای مربوطه بررسی نمود). نکته بسیار مهم آنست که مقادیر In_phase بصورت یک آنومالی مشخص میتواند منفی باشد و در سایر موارد باید جاهائی که In_phase بصورت تدریجی مقادیر منفی اختیار نموده را به حدود صفر ppm یا کمی بیشتر از صفر ppm رساند و مقادیر Quadrature نیز هیچگاه نمیتوانند منفی باشند.

۴-۳-۱- محاسبه مقاومت ظاهری و عمق پوسته:

پس از انجام عمل Leveling و حذف اثرات خطی از مولفه‌های موج می‌توان از این کانالها برای محاسبه مقاومت ظاهری Apparent Resistivity و عمق پوسته Skin Depth استفاده نمود و همانگونه که قبلاً اشاره گردید این روابط بسیار پیچیده بوده و بصورت دیاگرامهای برحسب مولفه‌های حقیقی و موهمی موج و مقاومت ظاهری و عمق پوسته ساده شده‌اند. انجام این مرحله با استفاده از نرم افزار صورت می‌گیرد و این نرم افزار ابتدا نوموگرامهایی که بیانگر همین معادلات می‌باشند می‌سازد سپس با استفاده از آنها مقادیر مقاومت ظاهری را در مقیاس لگاریتمی می‌سازد. در نرم افزار ژئوسافت برای فرکانس‌های مربوط به Coplanar مقاومت ساخته می‌شود و برای فرکانس‌های های مربوط به Coaxil رساناًی ساخته می‌شود. اگر داده‌ها خوب باشند و عمل Leveling نیز به خوبی انجام گرفته باشد در نقشه مقاومت یا رسانائی نیز اثرات خطی بسیار کم خواهد بود.



۴-۴-۲-پردازش داده‌های رادیومتری (Spectrometry)

تصحیحات مورد استفاده در پردازش داده‌های رادیومتری عمدتاً شامل موارد

زیر می‌باشند:

۱. تصحیح زمان مرده

۲. تصحیح کیهانی و تشعشعات بالگرد

۳. تصحیح گاز رادون اتمسفر

۴. تصحیح اثر پراکنش کامپتون

۵. تصحیح ارتفاعی داده‌ها

۱-تصحیح زمان مرده:

در طوت مدت زمانی که طیف سنج در حال ثبت و پردازش یک سیگنال می-

باشد، توانائی آشکارسازی دیگر اشعه‌های برخورده را ندارد. بنابراین باید مقدار این تشعشعات نیز درنظر گرفته شود. از آنجائیکه طیف سنج مربوط به این را نیز ثبت می‌کند، با تقسیم تعداد ازای ثبت هر اشعه گاما زمان مرده مربوط به آن را نیز ثبت می‌کند، با این که عدد اشعه‌های کوچکتر از یک می‌باشند داده‌ها تصحیح می‌شوند.

۲-تصحیح تشعشعات مربوط به بدنه و موتور بالگرد

تشعشعات گاما کیهانی دارای ارزش بالائی بوده و در پنجره انرژی 3 و Mev بالاتر ثبت می‌شوند. انرژی آنها پس از رسیدن به ارتفاع‌های پائین‌تر در اثر برخورد با ذرات هوا، کاهش یافته و باعث می‌شود که اثر آنها در پنجره‌های مربوط به U و Th و K ثبت شود. برای حذف این اثرات یک پرواز جداگانه به نام پرواز ارتفاع بالا انجام شده و بالگرد در چند ارتفاع ده هزار، هشت و شش هزار پائی از سطح زمین و در هر ارتفاع به مدت ۲ دقیقه پرواز می‌کند. میانگین داده‌های ثبت شده در هر ارتفاع یادداشت شده و سپس هر کدام از کانالهای U و K و Th و UPU برحسب کanal



تشعشعات کیهانی رسم شده و نهایتیًّا یک خط راست به این داده‌ها بارازش داده می‌شود. شبی این خطوط نشان دهنده نرخ تغییرات کانالهای مختلف با کanal تشعشعات کیهانی بوده و عرض از مبدأ آن برابر با مقدار تشعشعات بالگرد است. نمودارهای عناصر مختلف با کanal cosmic در شکل (۸-۲) نشان داده شده است.

ضرایب بدست آمده برای افت تشعشعات کیهانی

LINE	GPS						
	ALT (mASL)	TC (cps)	K (cps)	U (cps)	TH (cps)	UPU (cps)	COSMIC (cps)
12000		261.0	20.9	11.5	10.9	7.2	298.1
10000		218.1	18.3	9.8	8.4	6.9	213.6
8000		208.9	17.9	9.8	6.7	7.5	161.4
6000		178.4	15.9	8.1	5.0	7.5	120.9
4000		194.0	17.6	8.2	5.1	7.2	94.3
3000		302.5	28.3	10.9	7.1	7.8	84.9

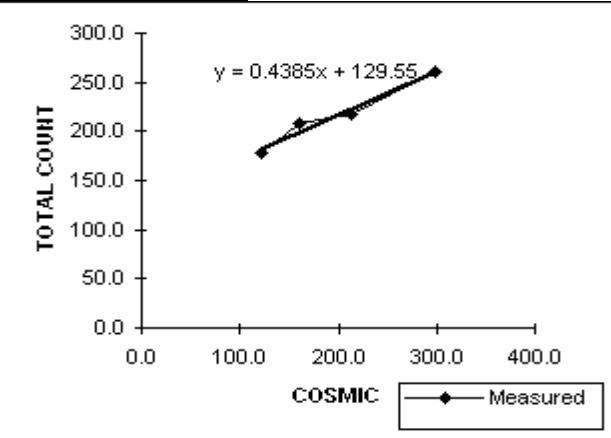
RESULTS OF LSQ FIT TO $N_n = a_n \cdot \text{COS} + b_n$ RELATION :

COEFFS		
	SLOPE (a_n)	INTERCEPT (b_n)
TC	0.43850	
K	0.02620	13.04600
U	0.01720	6.39210
Th	0.03280	1.23480

TOTAL COUNT COSMIC DEPENDENCE:

Cosmic	Measured	Fit
298.1	261.0	
213.6	218.1	
161.4	208.9	
120.9	178.4	

شیب 0.4385
عرض از مبدأ 129.55

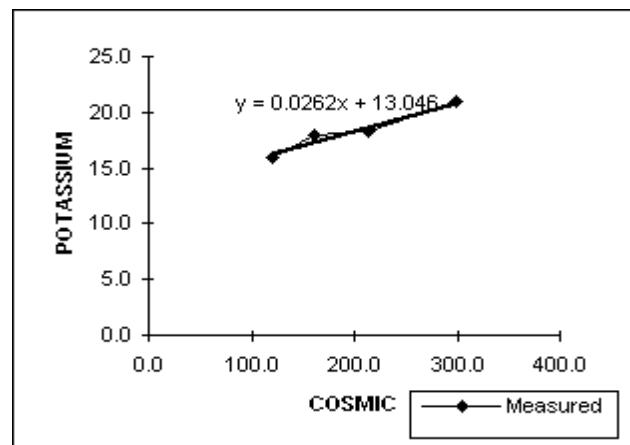




POTASSIUM COSMIC DEPENDENCE:

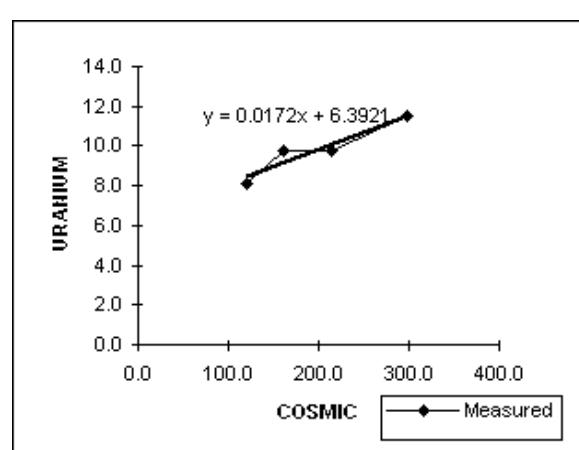
Cosmic	Measured	Fit
298.1	20.9	
213.6	18.3	
161.4	17.9	
120.9	15.9	

شیب 0.0262
عرض از مبدأ 13.046



Cosmic	Measured	Fit
298.1	11.5	
213.6	9.8	
161.4	9.8	
120.9	8.1	

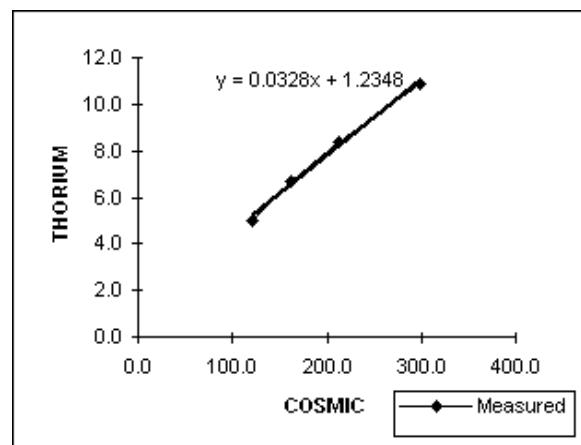
شیب 0.0172
عرض از مبدأ 6.3921



THORIUM COSMIC DEPENDENCE:

Cosmic	Measured	Fit
298.1	10.9	
213.6	8.4	
161.4	6.7	
120.9	5.0	

شیب 0.0328
عرض از مبدأ 1.2348



شکل ۲-۸- رگرسیون خطی داده‌ها عناصر Th, U, K, TC بر حسب تنشعشعت کیهانی



۳- تصحیح گاز رادون

گاز رادون از طریق شکافهای موجود در سطح زمین در هوا پراکنده می‌شود. این گاز ناپایدار بوده و یکی از محصولات تلاشی آن Cs می‌باشد که یکی از منشأهای ایجاد اشعه گاما بوده و در پنجره اورانیوم ثبت می‌شود.

بهترین روش تعیین اثر رادون پرواز بر روی یک دریاچه آب می‌باشد در این حالت تشعشعات زمینی همگی توسط ملکولهای H_2O جذب شده و به اسکپترومتر نمی‌رسند. به علت نبود دریاچه در نزدیکی منطقه برداشت، خطوط ارزیابی روزانه (Test Line) برای تصحیح داده‌ها استفاده شد. در این روش میانگین داده‌های ثبت شده روی خط ارزیابی (این خط دارای مختصات ثابتی بوده و باید هر روز در یک ارتفاع ثابت پرواز شده باشد) محاسبه شده و سپس کمال‌الها $\text{Tc}, \text{K}, \text{U}, \text{Th}$ بر حسب اورانیوم رسم می‌شود. نمونه‌ای از این نمودارها و ضرایب مربوط به آن در شکل (۹-۲) نشان داده شده است.

ضرایب بدست آمده برای گاز رادون با استفاده از داده‌ها خطوط ارزیابی

LINE	GPS ALT (mASL)	TC (cps)	K (cps)	U (cps)	TH (cps)	UPU (cps)	COSMIC (cps)
1120		687.1	89.9	12.5	16.2	1.9	97.8
1100		752.7	94.6	16.1	17.3	2.1	96.2
1090		864.4	117.0	17.5	19.4	2.2	99
600		604.1	74.2	12.2	13.9	1.9	96.3
620		688.0	87.2	13.5	16.1	2.2	97.7
610		688.0	87.2	13.5	16.1	2.2	97.7
630		497.3	58.8	9.7	11.5	1.8	93.9
1080		660.1	82.6	12.3	14.2	1.9	96
1081		660.1	82.6	12.3	14.2	1.9	96
640		525.6	63.9	10.3	11.6	1.9	93.7
1060		655.9	150.4	13.8	15.5	2.2	96.4
1061		516.6	120.2	10.9	11.9	1.8	95.5
1031		613.6	76.6	13	14.4	2	101.5
1030		602.2	74.4	13.2	14.3	1.9	100.3
1021		750.3	93.7	16.4	18	2.1	100.5
1020		575.3	70.6	12.4	13.7	2	99.9

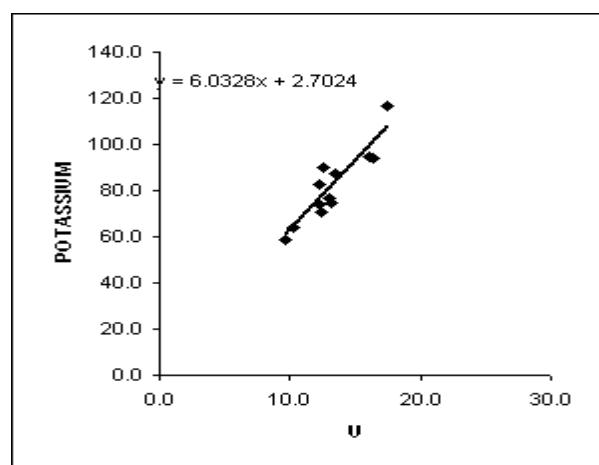
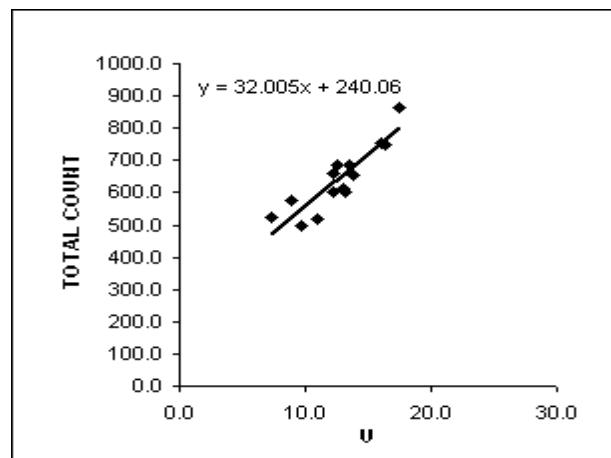


RESULTS OF LSQ FIT TO $N_n = a_n \cdot U + b_n$ RELATION :

COEFFS		
	SLOPE (a_n)	INTERCEPT (b_n)
TC		240.00000
K	6.03000	2.70000
Th	1.01000	1.64000
Upc	0.05220	1.316

TOTAL COUNT U DEPENDENCE:

U	Tc
12.5	687.1
16.1	752.7
17.5	864.4
12.2	604.1
13.5	688.0
13.5	688.0
9.7	497.3
12.3	660.1
12.3	660.1
7.3	525.6
13.8	655.9
10.9	516.6
13.0	613.6
13.2	602.2
16.4	750.3
8.9	575.3



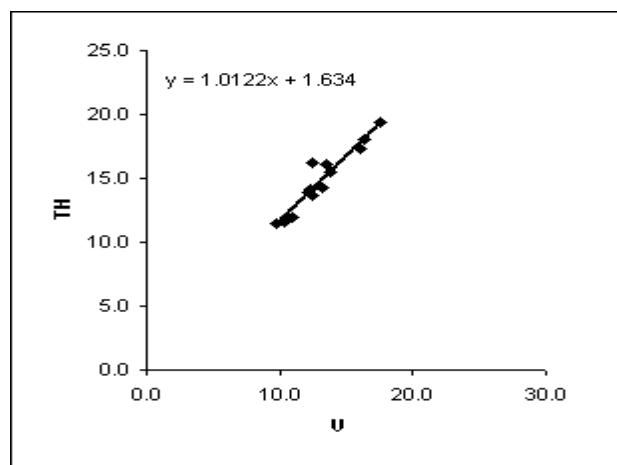
POTASSIUM U DEPENDENCE:

U	K
12.5	89.9
16.1	94.6
17.5	117.0



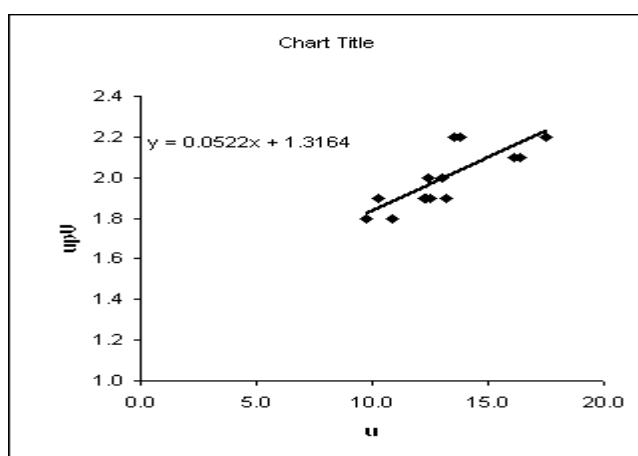
گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

12.2	74.2
13.5	87.2
13.5	87.2
9.7	58.8
12.3	82.6
12.3	82.6
10.3	63.9
13.0	76.6
13.2	74.4
16.4	93.7
12.4	70.6



Thorium U DEPENDENCE:

U	Th
12.5	16.2
16.1	17.3
17.5	19.4
12.2	13.9
13.5	16.1
13.5	16.1
9.7	11.5
12.3	14.2
12.3	14.2
10.3	11.6
13.8	15.5
10.9	11.9
13.0	14.4
13.2	14.3
16.4	18.0
12.4	13.7



upward looking U U DEPENDENCE:

U	Upu
12.5	1.9
16.1	2.1
17.5	2.2



12.2	1.9
13.5	2.2
13.5	2.2
9.7	1.8
12.3	1.9
12.3	1.9
10.3	1.9
13.8	2.2
10.9	1.8
13.0	2.0
13.2	1.9
16.4	2.1
12.4	2.0

شکل ۹-۲- نمودار داده‌ها Th , U , K , TC بر حسب اورانیوم و رگرسیون خطی آنها. هر کدام از نقاط نشان دهنده میانگین داده‌های برداشت شده در هر خط ارزیابی می‌باشد.

۴- تصحیح ارتفاعی داده‌ها:

با توجه به میرائی زیاد تشعشعات گاما با ارتفاع تمام داده‌های رادیومتری به ارتفاع ۷۰ متری از سطح زمین تصحیح شدند. برای این کار از ضرایب بدست آمده از پرواز میرائی ارتفاع استفاده شد. در این پرواز میزان میرائی داده‌های مختلف در ارتفاع‌های خاصی تعیین و ضرایب میرائی بدست آمدند.

ALTITUDE ATTENUATION COEFFICIENT CALIBRATION

DATA SUMMARY

:

LINE	Avg. Alt. (ft.)	TC (corr.cps)	K (corr.cps)	U (corr.cps)	Th (corr.cps)
200.00	204.5	712.1	81.3	10.7	15.1
250.00	285.0	646.6	71.4	9.6	13.8
400.00	405.5	465.8	46.4	7	10.4
600.00	601.0	317.2	29.1	4.8	6.6
800.00	842.0	194.9	15.6	3	4.1



1000.00	1050.0	80.5	9.1	2.4	2.5
---------	--------	------	-----	-----	-----

RESULTS OF LSQ TO $\ln(N) = ALT \cdot \mu + \ln(N_0)$ RELATION:

TC	$\mu_{TC} =$			$\ln(N_0)_{TC}$	7.26700
K	$\mu_K =$			$\ln(N_0)_K$	4.95021
U	$\mu_U =$			$\ln(N_0)_U$	2.72865
Th	$\mu_{Th} =$			$\ln(N_0)_{Th}$	3.20051

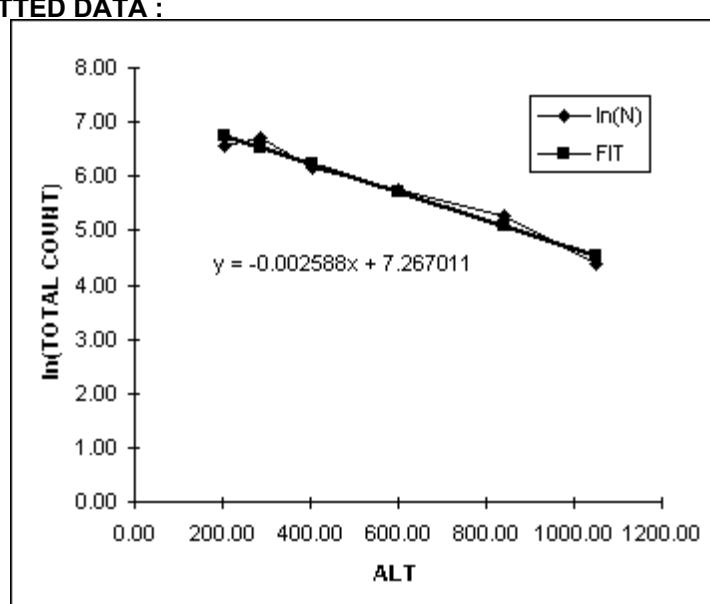
GRAPHICAL DISPLAYS OF MEASURED AND FITTED DATA :

ALTITUDE DEPENDENCE: TOTAL COUNT

ALT	ln(N)	FIT
204.50	6.57	6.74
285.00	6.70	6.53
405.50	6.14	6.22
601.00	5.76	5.71
842.00	5.27	5.09
1050.00	4.39	4.55

Slope 0.00259

Intercept 7.26700

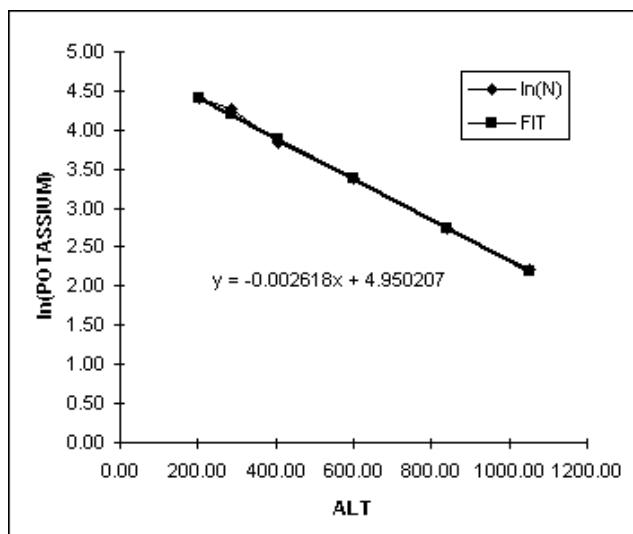


ALTITUDE DEPENDENCE: POTASSIUM

ALT	ln(N)	FIT
204.50	4.40	4.41
285.00	4.27	4.20
405.50	3.84	3.89
601.00	3.37	3.38
842.00	2.75	2.75
1050.00	2.21	2.20

Slope 0.00262

Intercept 4.95021



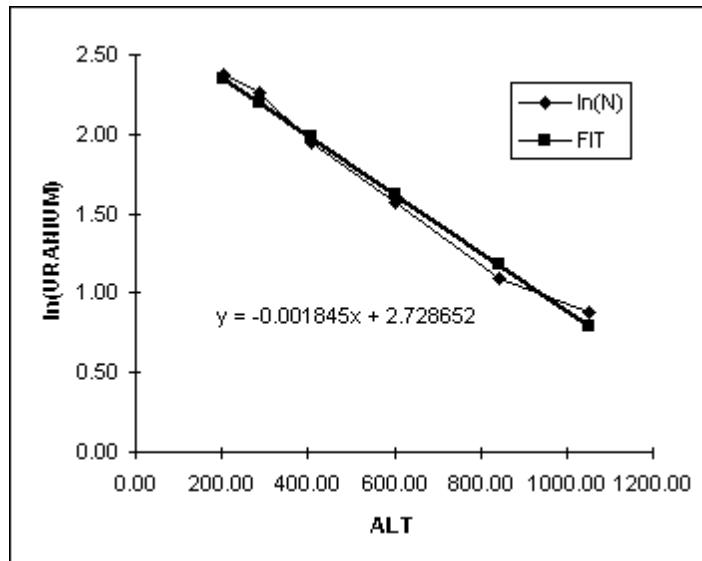


گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

ALTITUDE DEPENDENCE: URANIUM

ALT	In(N)	FIT
204.50	2.37	2.35
285.00	2.26	2.20
405.50	1.95	1.98
601.00	1.57	1.62
842.00	1.10	1.18
1050.00	0.88	0.79

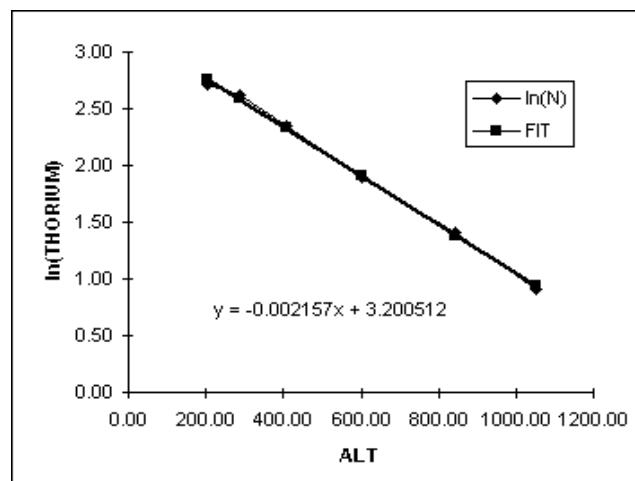
Slope 0.00185
Intercept 2.72865



ALTITUDE DEPENDENCE: THORIUM

ALT	In(N)	FIT
204.50	2.71	2.76
285.00	2.62	2.59
405.50	2.34	2.33
601.00	1.89	1.90
842.00	1.41	1.38
1050.00	0.92	0.94

Slope 0.00216
Intercept 3.20051



شکل ۲-۱۰-۲- نمودار تعیین ضرایب افت ارتفاع



۴- شبکه بندی کردن(Griding) و تهیه نقشه نهائی:

پس از اعمال تمامی تصحیحات به داده‌های هر سه روش از روش‌های شبکه-بندی کردن استفاده می‌شود تا داده‌ها را بتوان در شبکه‌ای منظم از مختصات X, Y, Z نمایش داده برای اعمال فیلترهای افزایش قدرت تفکیک آماده نمائیم. روش‌های زیادی برای شبکه بندی کردن داده‌ها موجود می‌باشد که از میان آنها دو روش کمترین انحناء(Minimum curvature) و دو جهتی(Bi directional) بیشترین استفاده را در داده‌های ژئوفیزیک هوایی دارد. برای شبکه بندی کردن داده‌های رادیومتری با توجه به خاصیت پراکنده بودن آن از روش کمترین انحناء و برای داده‌های مغناطیسی و رسانائی از روش دو جهتی استفاده می‌شود. پس از شبکه‌بندی کردن داده‌ها می‌توان آنها را به سادگی نمایش داده و از تمامی روش‌های افزایش قدرت تفکیک در پردازش تصویر برای مقاصد مورد نیاز استفاده نمود.



فصل سوم

گزارش تفسیر داده‌ها



۱-۳-معرفی نرم افزارهای مورد استفاده در تفسیرداده‌ها

در تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوایی که مشتمل بر لایه‌های اطلاعاتی مختلف از جمله نقشه شدت کل میدان مغناطیسی، نقشه‌های مقاومت ظاهری تهیه شده از فرکانسهای مختلف و نقشه‌های رادیومتری می‌باشد، بطور عمدۀ از نرم افزار montaj OASIS ساخت شرکت Geosoft استفاده می‌شود. در کنار این نرم افزار اصلی SURFER، ARCVIEW، GM_SYS و... استفاده می‌گردد.

نرم افزار montaj OASIS یک نرم افزار کاربردی در علوم زمین می‌باشد که در زمینه‌های پردازش و تفسیر داده‌های اکتشافی از جمله ژئوفیزیک و ژئوشیمی مورد استفاده قرار می‌گیرد. این نرم افزار دارای قابلیت‌های ویژه تهیه نقشه و اعمال فیلترهای مختلف جهت پردازش و تفسیر داده‌های ژئوفیزیکی می‌باشد. عنوان نمونه در پردازش و تفسیر داده‌های مغناطیسی برای حذف اثرات نویه (Noise) از داده‌ها و یا انجام تصحیحات لازم و نیز محاسبات ریاضی برروی داده‌های شبکه‌بندی شده (نقشه‌های شبکه‌بندی) که در پردازش و تفسیر داده‌های مغناطیسی دارای اهمیت است می‌توان از این نرم افزار استفاده نمود.

این نرم افزار همچنین دارای قابلیت ایجاد فایل‌های پایگاه داده‌ها (Data Base) می‌باشد که محتویات فایل‌ها بصورت صفحات گستردۀ (Spread sheet) و در کانال‌های مختلف قابل دسترسی است و بدین ترتیب می‌توان محاسبات ریاضی و یا سایر عملیات عددی را برروی آنها انجام داد.

این نرم افزار قابلیت انجام تلفیق داده‌ها از جمله داده‌های رادیومتری در قالب نقشه سه گانه (Ternary) را نیز دارد می‌باشد که از قابلیت‌های ویژه این نرم افزار می‌باشد. البته با توجه به توانایی‌های دیگر این نرم افزار می‌توان بطور موردنی یا ابتکاری از این قابلیتها استفاده نمود که در تفسیرداده‌ها بسیار سودمند می‌باشد.



۳-۲- اصول و تکنیکهای تفسیر و مدل سازی داده‌ها:

تفسیر و مدلسازی داده‌های ژئوفیزیکی عبارت است از تعیین منبع آنومالی‌های موجود و ویژگی‌های آنها از روی تغییراتی که در داده‌ها مشاهده می‌گردد. بطور کلی تفسیر و مدلسازی داده‌های ژئوفیزیکی به دو صورت کیفی و کمی صورت می‌گیرد. در تفسیر کیفی بیشتر انواع ساختارهای ایجاد کننده ناهنجاریها، جهت و امتداد و میزان گسترش آنها مورد نظر قرار می‌گیرد. در این حالت شکل، عمق، گسترش و امتداد و خواص فیزیکی بی‌نهجاريها بطور نسبی تعیین می‌گردد. در تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هواپی با استفاده از نرم‌افزار OASIS montaj، بدليل اينكه قابلیت رویت نقشه‌ها بصورت نقشه‌های شبکه‌بندی شده (Gidding) وجود دارد و برای نمایش آن از قابلیت سایه رنگی برجسته (Color shaded relief) استفاده می‌گردد، لذا در تفسیر کیفی داده‌ها می‌توان از آن بهره گرفت. برای تفسیر کمی نیز از روش اولیه که برای تعیین عمق بکار برده می‌شود و نیز نرم‌افزار GMSYS که یک نرم‌افزار مدلسازی دو بعدی است می‌توان استفاده نمود.

در تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوایی که بطور عمده به منظور اکتشاف ذخائر معدنی مورد استفاده قرار می‌گیرد ساختارهای زمین شناسی از جمله محل توده‌های نفوذی، گسلها یا خطوارهای پنهان، کنتاكت‌ها، ساختارهای خاص از جمله چین خوردگیها، نواحی آلتراسیونی مختلف و لیتولوژیهای گوناگون و تغییرات آنها مورد نظر می‌باشد. بنابراین در تفسیر این داده‌ها که شامل داده‌های مغناطیسی، الکترومغناطیسی و رادیومتری می‌باشد، تشخیص و تعیین محل ساختارهای ذکر شده به عنوان محلهایی برای بالا آمدن سیالات کانه ساز و تشکیل کانی سازی دارای اهمیت بوده و تفسیر کیفی داده‌ها بطور عمده برروی آنها متمرکز می‌گردد. البته ممکن است بسته به اهداف مختلف موارد دیگری نیز در تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوایی مدنظر قرار گیرد که در این موارد نیز باید به پدیده‌ها و عوارض و نیز روش‌هایی، که می‌تواند در شناسایی ناهنجاریهای مورد نظر کمک کند توجه نمود.

بعنوان مثال برای تعیین محل خطوط انتقال نفت و گاز که در زیر زمین قرار گرفته و از محلهای عبوری آنها اطلاعات دقیقی در دست نیست می‌توان با توجه به رسانایی این لوله‌ها از روش الکترومغناطیس استفاده نمود. همچنین در اکتشافات منابع آب زیرزمینی که در لایه‌های نفوذی و یا زونهای گسله تشکیل می‌گردند با توجه به رسانایی این نواحی می‌توان



از روش الکترومغناطیس برای تعیین محل زونهای خرد شده و روند گسترش آنها بهره گرفت.

بنابراین در تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوایی داشتن آگاهی کامل از خواص فیزیکی پدیده‌های موجود در زمین ضروری بوده و به تفسیر صحیح داده کمک شایانی می‌نماید لذا در داده‌های موجود باید بدنبال ناهمجاريهای مرتبط با چنین خواصی بوده و با توجه به تغییرات موجود در داده‌ها پدیده‌های مورد نظر را شناسایی نمود.

در تفسیر کمی و مدلسازی عددی، پارامترهای مختلف مدل از جمله عمق، شکل هندسی، شیب و خواص مغناطیسی و رسانایی آن به صورت عددی محاسبه می‌گردد. روش کلی این کار به این ترتیب است که ابتدا با توجه به شواهد موجود و بهره‌گیری از تمام اطلاعات، یک مدل اولیه برای منشأهای قرار گرفته در منطقه ارائه می‌کند. سپس پاسخ این مدل محاسبه شده و با آنومالی ثبت شده توسط دستگاه مقایسه می‌گردد و اختلاف پاسخ مدل با آنومالی ثبت شده محاسبه می‌شود. در مراحل بعدی پارامترهای مدل به شکل مناسب و منطقی آنقدر تغییر داده می‌شود که این اختلاف محاسبه شده به کمترین مقدار ممکن برسد. به اعمال اطلاعات زمین‌شناسی و فیزیکی در مدل در اصطلاح Constraints می‌گفته می‌شود. در نهایت ترکیب اطلاعات مذبور با (Model boundary Conditions) دیگر نتایج تفسیر داده‌ها می‌تواند تا حدود زیادی ساختار سه بعدی منطقه را نمایان سازد.

۳-۳- مراحل تفسیر داده‌ها:

پس از برداشت و پردازش نهایی داده‌ها اطلاعات حاصل در غالب نقشه‌های شدت کل میدان مغناطیسی، مقاومت ظاهری و رادیومتری ارائه می‌گردد. نقشه‌های حاصل بطور جداگانه مورد تفسیر قرار گرفته و در نهایت اطلاعات حاصل از روشهای مختلف با یکدیگر تلفیق گشته و نقشه تلفیقی سه روش که شامل کلیه ساختارها، کنتاکتها و آنومالیهای بدست آمده می‌باشد ترسیم می‌گردد. پس از آن محدوده‌های مناسب جهت پیجویی پیشنهاد می‌گردد.

در این مرحله نخست نگاهی اجمالی به چگونگی تهیه و استفاده از نقشه‌های نام برده خواهیم داشت سپس با استفاده از آنها تفسیر داده‌ها انجام خواهد شد



۱-۳-۳- بررسی کلی نقشه‌های مغناطیسی سنجی:

۱- بررسی نقشه‌های شدت میدان مغناطیسی کل:

این نقشه، نقشه پایه داده‌های مغناطیسی است که مقدار شدت میدان مغناطیسی کل زمین را در نقاط اندازه‌گیری نشان می‌دهد که، با توجه به فاصله خطوط پرواز ۲۵۰ متر و ثبت اندازه‌گیری هر ثانیه معادل ۱۰ قرائت، نقشه مذکور از دقت کافی برای بررسیهای ناحیه‌ای برخوردار می‌باشد.

شدت میدان مغناطیسی کل در هر نقطه متأثر از مواد و ساختارهای مغناطیسی موجود در آن نقطه می‌باشد که چنانچه در فصل مربوط به پردازش گفته شد مقدار IGRF زمین (International Geomagnetic Reference field) که قبلًاً اندازه‌گیری شد از مقادیر داده‌های ثبت شده حذف گردیده و مقدار باقیمانده مربوطه به آنومالی‌های موجود در منطقه است. با توجه به زاویه میل و انحراف مغناطیسی زمین بدیهی است که منبع این ناهنجاری‌ها دقیقاً در زیر نقاط اندازه‌گیری قرار نمی‌گیرد و شکل آنها نیز ممکن است دچار تغییرات اندکی گردد.

همچنین وجود توده‌های دو قطبی مغناطیسی و نحوه قرار گرفتن آنها نسبت به جهت میدان مغناطیسی زمین و امتداد خطوط برداشت باعث تغییر در شدت میدان و یا شکل ناهنجاری حاصل از آنها گردد. که برای حذف این مشکلات با اعمال فیلترهای دیجیتال این اثرات حذف می‌گردد بنابراین شدت و شکل آنومالی‌های مشاهده شده را می‌توان پس از حذف این اثرات به منبع بوجود آورنده آنها نسبت داد. داده‌های شدت میدان کل مغناطیسی هریک از واحدهای لیتولوژی دارای یک پاسخ مغناطیسی خاص می‌باشند که به اختصار به هریک از آنها پرداخته می‌شود.

بطور کل واحدهای آذرین متوسط تا اسیدی(فلسیک) دارای شدت میدان مغناطیسی متوسط تا کم می‌باشند که این پاسخ بدلیل وجود مقدار کم کانی‌های مغناطیسی در این نوع واحدهای زمین شناسی می‌باشد. بعنوان مثال توده‌های نفوذی گرانیتی شدت میدان کمی را از خود نشان می‌دهند.



واحدهای بازیک و الترابازیک(مافیک و الترامافیک) بطور کلی بدليل وجود کانی‌های مغناطیسی در آنها دارای شدت بالای مغناطیسی می‌باشند که از جمله می‌توان به بعضی از انواع واحدهای آندزیتی بازالتی اشاره نمود.

آبرفت‌ها بعلت داشتن منشاء‌های مختلف می‌توانند پاسخ‌های مغناطیسی متفاوتی از خود نشان دهند که بسته به نوع سنگ منشاء آنها، این پاسخ می‌تواند کم یا زیاد باشد که در تفسیر داده‌های مغناطیسی باید به این نکته توجه نمود.

بعنوان مثال، ماسه سنگ‌های با منشاء سنگ‌های آذرین فلسيک می‌توانند شدت میدان مغناطیسی کمی از خود نشان دهند در حالیکه ماسه سنگ‌های با منشاء سنگ‌های مافیک، و الترامافیک بعلت وجود کانی‌های مغناطیسی در آنها، شدت میدان مغناطیسی بالاتری را نسبت به نوع قبل از خود نشان می‌دهند.

سنگ‌های دگرگونه بدليل پیچیدگی فرآیند دگرگونی در آنها می‌توانند اثرات مغناطیسی متفاوتی را از خود نشان دهند. عنوان مثال فرآیندهای دگرگونی می‌تواند باعث تشکیل و یا تخریب کانی مگنتیت شوند، بنابراین طبیعی است که پاسخ مغناطیسی سنگ دگرگونه نسبت به سنگ اولیه تغییر خواهد یافت که در تفسیر ناهنجاری‌های مغناطیسی حاصل از سنگ‌های دگرگونی باید به نوع این فرآیند توجه نمود. فرآیند آلتراسیون نیز می‌تواند مانند فرآیند دگرگونی باعث ایجاد و یا تخریب کانی‌های مغناطیسی در سنگ‌های میزبان گردد. عنوان مثال در اثر آلتراسیون آرژیلیک عموماً کانی مگنتیت تخریب می‌گردد. بنابراین نواحی دارای این آلتراسیون اثر مغناطیسی با شدت کم از خود نشان می‌دهند.

فرآیندهای ساختاری و تکتونیکی نیز می‌توانند اثراتی را بر پاسخ مغناطیسی واحدهای زمین‌شناسی بگذارند، عنوان مثال زون‌های گسله و یا زون‌هایی که دارای خردشده‌گی هستند عموماً بدليل عبورآب و یا سیالات و هوازدگی کانی‌های مغناطیسی پاسخ مغناطیسی با شدت کم را از خود نشان می‌دهند که شکل این ناهنجاری‌ها عموماً بصورت ساختارهای خطی قابل مشاهده است. بالعکس برخی از این نواحی نیز ممکن است تحت اثر فرآیندهای کانی سازی توسط محلول‌های کانی ساز قرار گرفته و کانی‌های مغناطیسی بصورت ثانویه در آنها تشکیل گردد در این



حالت این ساختارها آنومالی‌های مغناطیسی خطی با شدت بالا از خود نشان می-دهند.

دایک‌ها نیز که معمولاً آنومالی‌های خطی از خود نشان می‌دهند بسته به سنگ تشکیل دهنده آنها (همانطور که بصورت اعم در بالا گفته شد) پاسخ‌های مغناطیسی متفاوتی را از خود نشان می‌دهند، از آنجایی که معمولاً ترکیب این دایک‌ها در منطقه متوسط تا بازیک است با توجه به ابعاد این دایک‌ها می‌توان آنها را در نقشه‌های مغناطیسی بصورت آنومالی‌های کشیده و خطی مشاهده نمود.

۲- بورسی نقشه برگردان به قطب:

همانطور که قبلًا بصورت اختصار گفته شد شدت میدان مغناطیسی اندازه‌گیری شده دارای یک انحرافی از منبع بوجود آورنده آن می‌باشد که این انحراف بر اثر زاویه میل و انحراف بردار مغناطیسی در آن منطقه بوجود می‌آید.

برای آنکه اثر توده مغناطیسی بر روی آن توده منتقل شود و این اثر انحراف حذف گردد از یک فیلتر دیجیتال بنام برگردان به قطب یا Reduction to Pole(RTP) استفاده می‌کنیم. برای هر نقطه یک زاویه انحراف مغناطیسی در نظر گرفته می‌شود که متوسط زاویه میل و زاویه انحراف مغناطیسی در این ناحیه به ترتیب برابر 54° درجه و 3° درجه می‌باشد.

با اعمال این فیلتر نقشه شدت میدان مغناطیسی کل اندکی دچار تغییر و جابجایی می‌شود که این بی‌هنگاری‌ها اندکی به سمت شمال منطقه جابجا شده و شدت برخی از آنها تغییر می‌نماید.

بنابراین بی‌هنگاری‌ها پس از اعمال این فیلتر بر روی منبع بوجود آورنده خود قرار می‌گیرند به این ترتیب می‌توان موقعیت منبع بی‌هنگاری‌ها را دقیقتر تعیین نمود. بدیهی است که این فیلتر که در واقع یک رابطه ریاضی است بدون خطا نمی-باشد. که در ادامه برای تفسیر داده‌های مغناطیسی به همراه نقشه شدت میدان مغناطیسی کل مورد استفاده واقع می‌شود.



۳- نقشه مشتق اول در جهت قائم:

برای بررسی تغییرات(گرادیان) شدت میدان مغناطیسی در جهت‌های مختلف از مشتق‌گیری استفاده می‌کنیم برای اینکه بی‌هنجاريهای سطحی نسبت به بی-هنجاريهای عمیق‌تر تقویت شوند از یک فیلتر دیجیتال بنام مشتق اول در جهت قائم استفاده می‌شود که با اعمال این فیلتر بروی نقشه برگردان به قطب بی‌هنجاريهای سطحی نمود بیشتری پیدا می‌کند بدین وسیله می‌توان رفتار این توده‌های مغناطیسی را در سطح بهتر مورد بررسی قرار داد. یکی از کاربردهای مهم نقشه مشتق اول قائم پیدا کردن خطوارهای مغناطیسی و تعیین دقیقتر مرز بین واحدهای لیتولوژی است. که برای تعیین این خطوارهای در تفسیر نهایی از این نقشه استفاده شده است.

۲-۳-۳- تفسیر داده‌های الکترومغناطیسی (EM) :

همانطوریکه در فصل گذشته گفته شد برداشت داده‌های الکترومغناطیس توسط ۵ جفت سیم پیچ با ۵ فرکانس Hz، ۸۷۵ Hz، ۹۲۷ Hz، ۴۴۲۰ Hz و ۴۹۲۰ Hz می‌باشد. سیم پیچ‌های افقی بیشتر برای شناسائی و تفکیک ساختارها و عوارضی که در جهت افقی گسترش بیشتری دارند مفید واقع شوند و سیم پیچ‌های قائم برای شناسایی ساختارها و عوارض قائم و یا نزدیک به آن مورد استفاده قرار می‌گیرند. بعبارت دیگر پاسخ هر کدام از عوارض و ساختارهای ذکر شده به امواج الکترومغناطیس ساطع شده از سیم پیچ‌های فوق الذکر بیشتر خواهد بود.

در روش EM با ندازه‌گیری مؤلفه‌های حقیقی و موهومی میدان ثانویه حاصل از جریانهای Eddy در ساختارهای داخل زمین مقاومت ظاهری سنگها در سطوح مختلف بسته به فرکانس موج فرستاده شده محاسبه می‌شود و بدین ترتیب مواد و ساختارهای مختلف با توجه به تفاوت‌های مقاومت ظاهری شناسایی می‌شوند. در این روش هر چه عارضه مورد نظر رساناتر باشد پاسخهای حاصل از آن قوی‌تر خواهد بود که در مورد آن در فصل گذشته



صحبت به میان آمد. عمق نفوذ میدان الکترومغناطیسی حاصل از سیم‌پیچها نیز متأثر از دو عامل فرکانس و مقاومت ویژه لایه‌های زمین می‌باشد. طبق بررسی‌های بعمل آمده که در منابع روش EM موجود است رابطه کلی و تجربی بین عمق نفوذ میدان و فرکانس و مقاومت ویژه لایه‌ها بصورت زیر می‌باشد.

$$(1-۳) \quad SD = 503.3 \sqrt{\frac{\rho}{f}}$$

که در آن SD (Skin Depth) عمقی است که در آن دامنه میدان اولیه به $1/e$ مقدار آن کاهش می‌یابد و ρ ، f به ترتیب مقاومت ویژه لایه‌های زمین و فرکانس موج الکترمغناطیس فرستاده شده به داخل زمین می‌باشد. البته واضح است که به آسانی نمی‌توان عمق نفوذ میدان را بدلیل پیچیدگی لایه‌ها و ساختارهای موجود در داخل زمین محاسبه نمود ولی رابطه فوق یک محاسبه سرانگشتی از عمق نفوذ میدان (مراکز عمقی که از آن اطلاعات بدست می‌آوریم) را بدست می‌دهد.

همانطوریکه پیشتر نیز بیان شد نتایج داده‌های حاصل از EM بصورت نقشه‌های مقاومت ظاهری در عمقهای مختلف (فرکانسهای مختلف) ارائه می‌گردد. همچنین داده‌های EM را می‌توان بصورت تغییرات دامنه موج‌های دریافتی بر روی پروفیلهای (خطوط برداشت) مشاهده نمود و آنومالیها را جداسازی کرد. این موارد در تفسیر کیفی داده‌های الکترمغناطیس می‌توانند مورد استفاده قرار گیرد. تفسیر کمی داده‌ها نیز با استفاده از نموگرام‌ها صورت می‌گیرد که شامل محاسبه رسانایی و عمق توده‌ها و عوارض رسانا در زمین می‌باشد.

از جمله عوامل دیگری که بر روی داده‌های EM اثر می‌گذارد می‌توان به ارتفاع پرواز بالگرد، درصد شوری و نیز میزان آب لایه‌های زمین اشاره نمود. هر چه ارتفاع پرواز از سطح زمین بیشتر از میزان استاندارد سیستم (۳۰ متر) گردد یک مقاومت کاذب ایجاد می‌گردد که در فصول گذشته به علل آن اشاره شد. همچنین افزایش میزان شوری و آب لایه‌ها باعث افزایش رسانایی (کاهش مقاومت) لایه‌ها گشته و بنابر این یک رسانایی کاذب را نشان می‌دهد که باعث کاهش عمق نفوذ موج شده که این امر باید در تفسیر داده‌های EM و نقشه‌های مقاومت ظاهری مورد نظر قرار گیرد.



۳-۳-۳- نحوه تفسیر نقشه‌های مقاومت ظاهری

نقشه‌های مقاومت ظاهری از شبکه بندی (Gridding) مقاومت ظاهری محاسبه شده از مؤلفه‌های موهومی و حقیقی فرکانس‌های مختلف EM حاصل می‌شود و هر یک بسته به فرکانس، مربوط به عمق‌های مختلف بوده که عمق تقریبی آنها با استفاده از رابطه عمق پوسه (۱-۲) و با داشتن مقاومت ویژه و فرکانس موج فرستاده شده محاسبه می‌گردد. ولی آنچه که در تفسیر این نقشه‌ها مهم است تعیین محدوده‌های رسانا و غیر رسانا و تغییرات رسانایی آنها می‌باشد.

در تفسیر نقشه‌های مقاومت ظاهری آگاهی از لیتوژوژیهای موجود در محدوده و روند آنها و نیز داشتن برآورده از میزان رسانایی یا مقاومت آنها می‌تواند در تفسیر نقشه‌ها کمک شایانی نماید. همچنین داشتن آگاهی از مدل‌های کانساری و اینکه در هر نوع کانسار با چه مواد و خصوصیات فیزیکی مواجه می‌شویم اهمیت دارد. در زیر نمونه‌هایی از این مورد که در مدل‌های کانساری با آنها مواجه می‌شویم اشاره می‌گردد که در تفسیر داده می‌تواند مورد استفاده قرار گیرد.

آلتراسیون آرژیلیک پیشرفته دارای مقدار زیادی کانیهای رسی می‌باشد که ماحصل فرآیند هیدروترمال و اثر محلول‌های هیدروترمال بر روی سنگها می‌باشد. بطور کلی کانیهای رسی دارای رسانایی زیادی می‌باشند بنابراین مناطق آلتراسیون آرژیلیکی را می‌توان بصورت یک زون رسانا بر روی واحدها بویژه واحدهای ولکانیکی مشاهده نمود. همچنین کانی‌سازی‌های سولفیدی (مانند ماسیو سولفیدها) در صورتی که مقدار زیادی سولفید داشته باشند و این کانی‌سازی‌ها در امتداد ساختارها و گسلهای موجود صورت گرفته باشد می‌توان این گسلها و ساختارهای کانی‌سازی را بصورت آنومالیهای کشیده و با یک زون باریک و رسانا درداده مشاهده نمود. البته هرچه تراکم سولفیدها بیشتر باشد این آنومالیها را بهتر می‌توان شناسایی کرد.

در کانی‌سازی‌های مختلف بویژه کانسارات‌های طلا پدیده سیلیسی شدن از فرآیندهای متداول در این نوع کانسارات می‌باشد که معمولاً بصورت رگه‌ای و یا پوششی بر روی سیستم مشاهده می‌گردد. سیلیس دارای مقاومت بالایی بوده بنابراین این زونهای سیلیسی را می‌توان بصورت یک زون مقاومت در کنار زونهای رساناتر مشاهده نمود. در تمام موارد



ذکر شده انطباق داده‌ها با نقشه‌های زمین‌شناسی اهمیت دارد و بدون داشتن اطلاعات و یا نقشه‌های زمین‌شناسی نمی‌توان این پدیده‌ها را شناسایی نمود.

در تفسیر ناحیه‌ای داده‌های EM که مرحله اول تفسیر است باید نقشه را با دید کلی مورد بررسی قرار داد و محدوده‌های بزرگ را که رسانا و یا مقاوم هستند با در نظر گرفتن شرایط پروازی و فصل برداشت داده از هم جدا نمود. در این حالت کنتاکت واحدهای عمدۀ زمین‌شناسی از جمله مرز ولکانیکها و رسوبات در این مرحله قابل تفکیک است. بعد از آن بسته به فاصله خطوط پرواز و یا بزرگنمایی نقشه می‌توان عوارض خاص را تفکیک نمود، علاوه بر تفسیر نقشه‌های EM سایر نقشه‌های حاصل از روش‌های دیگرمانند روش مغناطیسی و یا رادیومتری نیز مورد تفسیر قرار گرفته و نتایج آنها درنهایت مورد تطبیق و تلفیق قرار می‌گیرد. در مقیاس محلی نیز می‌توان بسته به نوع لیتولوژی و یا ساختار موجود در محدوده از پروفیلهای EM استفاده نمود و محلهایی را که در پروفیلها آنومالی نشان می‌دهند برحسب نوع آنومالی تفکیک نمود.

نقشه‌های مقاومت ظاهری حاصل از فرکانسهای مختلف بطور جداگانه می‌توانند مورد تفسیر و بررسی قرار گیرند. از آنجاییکه هر چه فرکانس بیشتر شود عمق مورد مطالعه کمتر و هر چه فرکانس کمتر شود عمق مطالعه بیشتر می‌شود بنابراین با تطابق تفسیر این نقشه‌ها با هم می‌توان روند واحدها و یا ساختارهای مشخص شده را در عمق مورد بررسی قرار داد. بعنوان مثال اگر یک رگه سیلیسی ضخیم را در نظر گیریم که در نقشه فرکانس متوسط مشاهده شده است، اگر این رگه شیب دار باشد در نقشه فرکانس پایین که عمق بیشتر را نشان می‌دهد محل این رگه جابجا می‌گردد و این جابجایی نشان دهنده شیبدار بودن آن می‌باشد. در صورتی که اگر این رگه قائم و یا نزدیک به قائم باشد محل آن در نقشه‌های مقاومت با فرکانسهای مختلف و در عمقهای مختلف ثابت باقی می‌ماند. بدین ترتیب می‌توان روند و شیب ساختارهای موجود را از روی نقشه‌های مقاومت ظاهری مشخص نمود.

۳-۴-۴- تفسیر پروفیلهای EM :

همانطوریکه قبل نیز ذکر شد علاوه بر نقشه‌های مقاومت ظاهری، داده‌های EM از طریق پروفیلهایی که در آن تغییرات مؤلفه‌های حقیقی (Inphase) و موهومی

(Quadrature) میدان الکترومغناطیس در فرکانس‌های مختلف در امتداد خطوط برداشت ثبت شده‌اند نیز مورد بررسی و تفسیر قرار می‌گیرند. برای تفسیر بهتر این پروفیلها علاوه بر تغییرات مؤلفه‌های EM، تغییرات میدان مغناطیسی، تغییرات سه عنصر پتاسیم، توریم اورانیوم و تغییرات مقاومت ظاهری نیز به همراه پروفیلها آورده می‌شود (شکل ۱-۳). در این شکل منحنی‌های قرمز و آبی به ترتیب مربوط به سیم پیچه‌ای CX927 و CP875 و منحنی‌های سیاه و سبز رنگ نیز مربوط به سیم پیچه‌ای CP4490 و CX4920 می‌باشند. در قسمت بالای پروفیل نیز تغییرات مغناطیسی و ارتفاع سنج بالگرد قرار دارد. در قسمت پایین نیز مقاومت ظاهری دو فرکانس CP875 و CP4490 نیز آورده شده است. برای تشخیص و جدا کردن آنومالی‌های EM که مربوط به ساختارهای مختلف با اشکال متفاوت هستند از الگوهای استاندارد و شناخته شده‌ای استفاده می‌گردد که مجموعه‌ی این آنومالی‌های استاندارد و شکل منحنی‌های حاصل از آنها در شکل ۱-۳ آورده شده است. با توجه به این شکل برای تشخیص آنومالیها باید به شکل و دامنه منحنی‌های حاصل از سیم پیچه‌ای CX و CP توجه نمود و بر اساس آن محل و نوع آنومالیها را تشخیص داد.

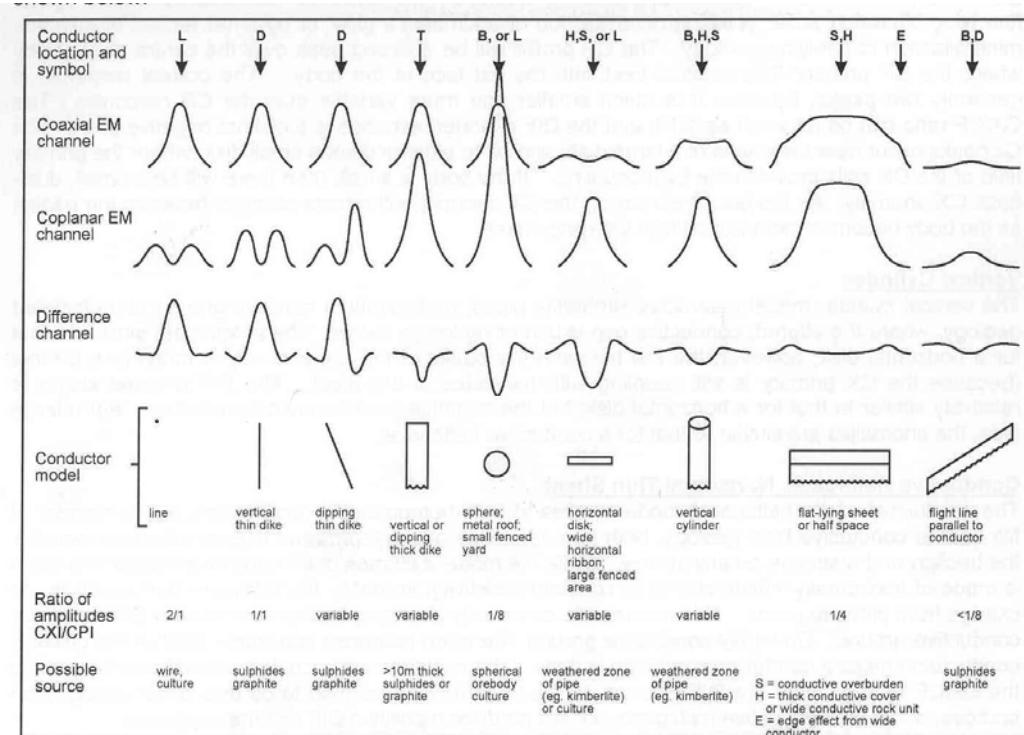


Figure 5.2: Standard HEM anomaly shapes and source types.

شکل ۱-۳ : منحنی‌ها و آنومالی‌های استاندارد EM



برای تعیین محدوده‌های رسانا، تعیین محل و نوع آنومالیها بر روی تمام پورفیلها (خطوط برداشت) انجام گرفته و با توجه به میزان اهمیت آنها دسته بندی می‌گردد. پس از آن مجموعه این آنومالیها بر روی یک نقشه آورده شده تا ارتباط آنها با یکدیگر و نیز با اطلاعات زمین‌شناسی تطابق داده شود. پس از آن با توجه به قرار گرفتن آنومالیها و ارتباط آنها با مرز واحدها و گسلها و بی‌亨جاريهای مغناطیسی و رادیومتری و نیز نقشه‌های مقاومت ظاهری محدوده‌های رسانا مشخص می‌گردد.

۳-۵-۵- تفسیر داده‌های رادیومتری:

همانطور که در فصل‌های قبل گفته شد یکی از روش‌های ژئوفیزیکی برداشت شده توسط سیستم مورد استفاده، روش رادیومتری یا اسپکترومتری است که خود شامل داده‌های پتاسیم (K)، اورانیوم (U) و توریم (Th) است. مقادیر این داده‌ها بر حسب تعداد سیگنال‌های ثبت شده در ثانیه توسط دستگاه اندازه‌گیری اسپکترومتری می‌باشند. پس از تصحیح و اعمال ضرایب رادیومتری به داده‌های برداشت شده این داده‌ها بصورت نقشه‌های U, K, Th و یا بصورت نقشه‌های ترکیبی (Total Count, Ternary) مورد استفاده واقع می‌شوند.

بصورت کلی روش رادیومتری یک روش بسیار حساس نسبت به عوامل محیطی است بطوری که عوامل زیادی در هنگام برداشت در صحت داده‌ها نقش دارند یکی از این عوامل رطوبت محیط در هنگام برداشت است بطوریکه در هنگام بارندگی شدید و رطوبت خاک سیگنال‌های دریافتی توسط دستگاه اندازه‌گیری کننده بسیار ضعیف شده و باعث گمراهی در تفسیر داده‌ها می‌شود بنابراین در هنگام بارندگی برداشت داده‌ها صورت نمی‌گیرد.

یکی دیگر از عوامل بسیار موثر ارتفاع پرواز می‌باشد که نقش مهمی را در کیفیت این داده‌ها بازی می‌کند بطوریکه با افزایش ارتفاع پرواز سیگنال‌های دریافتی به شدت تضعیف شده و حتی در بعضی از مناطق بعلت افزایش غیر طبیعی ارتفاع بالگرد مقادیر برداشت شده قابل استفاده در تفسیر نمی‌باشد.



عامل دیگر خطای دستگاه می‌باشد که بعلت حساسیت بالای دستگاه‌های اندازه‌گیری اسپکترومتری، معمولاً این داده‌ها دچار مشکلات کیفی می‌شوند.

۳-۳-۶- کاربردهای نقشه‌های رادیومتری

از کاربردهای مهم و جالب داده‌های رادیومتری ردیابی رسوبات و آبرفت‌های شسته شده و انتقال یافته در یک منطقه است که این خود از قابلیت‌های مهم این روش است که منحصر به فرد می‌باشد.

همانطورکه می‌دانیم عمق نفوذ داده‌های رادیومتری بسیار کم بود و فقط مربوط به سطح رویی خاک است که این عمق نفوذ را در حدود ۳۰ سانتی‌متر می‌توان در نظر گرفت.

طبعی است که در بعضی از مناطق می‌توان رسوبات و آبرفت‌های شسته شده را در امتداد آبراهه‌ها دنبال کرد و به منبع اصلی این رسوبات با همان خصوصیات از نظر داده‌های رادیومتری در ارتفاعات بالاتر دست یافت، بطور مثال با مشاهده وجود مقادیر اورانیم در رسوبات یک آبراهه و دنبال کردن این آبراهه در ارتفاعات می‌توان منشاء این رسوبات را که دارای مقادیر قابل ملاحظه‌ای اورانیم می‌باشد مشخص نمود که این از قابلیت‌های بسیار مهم روش رادیومتری است.

هر نوع واحد سنگی با توجه به ترکیب شیمیایی خود دارای مقادیری از این عناصر سه گانه (توریوم، پتاسیم، اورانیوم) است که با داشتن ترکیب هر واحد لیتولوژی می‌توان به سادگی این واحدها را از یکدیگر تفکیک کرد. بطور مثال واحدهای آلکالن که دارای مقدار زیادی پتاسیم هستند (مانند شوشوئیت‌ها) بر روی نقشه‌های رادیومتری بخوبی قابل تفکیک می‌باشند.

همچنین واحدهای اورانیوم‌دار مانند ماسه سنگهای اورانیوم دار درصد بالایی اورانیم از خود نشان می‌دهند که بدلیل متحرک بودن اورانیم هاله‌ای از اورانیم در اطراف آنها قابل تشخیص است. در بین این عناصر سه گانه اورانیم قابلیت تحرک بیشتری نسبت به توریوم و پتاسیم دارد بنابراین یک ردیاب بسیار خوب بر روی رسوبات برای تشخیص منشاء اورانیم می‌باشد.



اما یکی از کاربردهای بسیار مهم داده‌های رادیومتری تعیین مناطق آلتراسیون می‌باشد که با توجه به نوع آلتراسیون رخ داده در یک ناحیه با توجه به افزایش یا کاهش میزان یکی از این سه عنصر در آن نوع آلتراسیون می‌توان مناطقی که یک نوع آلتراسیون خاص در آن رخ داده است را بخوبی مشخص نمود. بطور مثال همانطور که می‌دانیم آلتراسیون پتاسیک، با افزایش درصد پتاسیم همراه است که این خود ردیاب خوبی برای تعیین این منطقه دگرسان شده می‌باشد.

همچنین در برخی اوقات نواحی آلتراسیون با تهی شدگی توریوم، پتاسیم و اورانیم همراه است که این مناطق آلتره شده بر روی نقشه‌های ترکیبی مثل Ternary بخوبی قابل تفکیک است.

از دیگر کاربردهای مهم داده‌های رادیومتری تعیین کنタکت‌های زمین‌شناسی با دقیق بسیار بالا است. بطور مثال بر روی واحدهای آهکی و کربناتی همانطور که انتظار می‌رود درصد وجود این عناصر بسیار کم است که بر روی نقشه ترکیبی مرز این واحدها در مجاورت واحدهای دیگر قابل تفکیک است.

یکی دیگر از کاربردهای این روش شناسایی واحدهای گرانیتی است که دارای مقدار بالایی توریوم پتاسیم و اورانیوم هستند. همانطور که می‌دانیم هر چقدر این گرانیت‌ها به سمت پگماتیت‌ها میل کنند احتمال وجود اورانیم در این سنگها افزایش می‌یابد. در اثر هوازده شدن این پگماتیت‌ها هاله‌ای از اورانیوم در اطراف این واحدهای سنگی نمایان می‌شود که با کمک داده‌های رادیومتری می‌توان بخوبی منشاء اورانیم را مشخص کرد.

همچنین در آلتراسیون آرژیلیتی بعلت وجود کانی‌های رسی و قابلیت این کانی‌ها در جذب اورانیوم می‌توان درصد بالایی اورانیوم در درون این زون آلتراسیون مشاهده کرد. البته بدیهی است که در نظر گرفتن چنین شرایطی مستلزم داشتن اطلاعات کافی از زمین‌شناسی منطقه و ترکیب واحدهای لیتولوژی موجود در منطقه است.

نقشه Ternary (سه گانه) داده‌های رادیومتری است که از ترکیب داده‌های Magenta سه گانه رادیومتری بدست می‌آید که این نقشه بر اساس سه رنگ اصلی،



yellow و Cyan در سیستم CMY و قرمز، سبز و آبی در سیستم RGB است که معمولاً در تفسیر داده‌های رادیومتری از سیستم CMY استفاده می‌شود. در بررسی نقشه Ternary همانطور که می‌توان دید کن tact واحدهای زمین‌شناسی بخوبی قابل تفکیک می‌باشد که از دیگر کاربردهای این نقشه تعیین واحدهایی است که تهی شدگی یا غنی شدگی عناصر سه گانه در آن رخ داده است.

همچنین برحسب وجود درصدهای مختلفی از عناصر پتاسیم، توریوم، اورانیوم می‌توان یک طیف رنگی مشخص از این سه عنصر را برحسب رنگ‌های اصلی مشاهده کرد که در نهایت وجود مناطق تیره رنگ بیانگر غنی شدگی هر سه عنصر و وجود مناطق سفید رنگ بیانگر مناطق تهی شدگی از عناصر سه گانه می‌باشد (در سیستم CMY)، که این حالت معمولاً بر روی واحدهای کربناتی و آهکی رخ می‌دهد و مرز این چنین واحدهایی را می‌توان بخوبی با کمک نقشه Ternary مشخص نمود.

۳-۷-۳- تلفیق داده‌های سه روش مغناطیسی، الکترومغناطیس و رادیومتری

همانطوریکه در بخش‌های قبلی گفته شد هر روش ژئوفیزیکی اطلاعاتی را در مورد خصوصیات فیزیکی مشخصی از واحدهای لیتولوژی و پدیده‌های رخ داده در زمین در اختیار ما قرار می‌دهد. بدیهی است که برای بررسی دقیقتر عوارض و پدیده‌های زمین‌شناسی تلفیق داده‌های حاصل از روش‌های مختلف می‌تواند کمک موثری در دستیابی به نتایج صحیح نماید. در اکتشاف ناحیه‌ای مواد معدنی نیز تطبیق و تلفیق داده‌های ژئوفیزیکی حاصل از سه روش مغناطیسی، الکترومغناطیس و رادیومتری هوایی می‌تواند نقش تعیین کننده‌ای در شناسایی مناطق امید بخش ایفا کند. بدین منظور نقشه‌های تفسیر شده از سه روش فوق الذکر با یکدیگر تلفیق گشته و بی‌هنجریهای شاخص که دارای پاسخهای متفاوت در نقشه‌های مختلف هستند را می‌توان شناسایی نمود.



۴-۳- مشخصات تفسیری بلوک A

پس از بررسی نقشه برگردان به قطب و نیز گرادیان اول قائم مربوط به بلوک A مشخص میگردد با در نظر گرفتن عواملی از قبیل روند واحد های مغناطیسی، شدت میدان ناشی از آنها و نیز نوع بافت حاصله از این واحدها میتوان منطقه فوق الذکر را به ۸ حوضه (SUB DOMAIN) و ۴ زیر حوضه (DOMAIN) تفکیک نمود (نقشه تفسیری بلوک A) که اینک به شرح مختصر هر یک از حوضه ها و زیر حوضه های پرداخته می شود:

حوضه اول

بر اساس مطالعه عنوان شده مشخص می گردد روند غالب واحد های مغناطیسی در این حوضه در ابتدا شمال غرب - جنوب شرق بوده که بدلیل چرخش این واحدها تحت تاثیر عناصر ساختاری (عمدتاً گسلها) به شمال شرق - جنوب غرب تغییر یافته است. در این حوضه به استثنای قسمتی که آنرا با یک زیر حوضه از حوضه اصلی جدا نمودیم غالباً شدت میدان مغناطیسی بالایی از توده ها نمی توان مشاهده نمود دلیل این امر میتواند پوشیده شدن سطح نسبتاً وسیعی از این حوضه توسط واحدهای مارنی، ماسه سنگی و سنگ آهکهای نومولیت دار باشد که همانطور که میدانیم شدت میدان مغناطیسی ناچیزی از خود نشان میدهد تنها قسمتی از این حوضه که از آن تحت عنوان زیر حوضه ۳ نام میبریم شدت میدان بالای ناشی از توده ها را میتوان مشاهده نمود که این امر به دلیل قرار گرفتن این واحدها بر روی واحد های دیابازهای ورقه ای و توده های نفوذی از نوع آپلیت و میکروگرانیت میباشد اکثر خطواره های مغناطیسی در این زون روند شمال غرب - جنوب شرق از خود نشان میدهد که پاره ای از آنها بعلت عملکرد گسلهای چرخشی تغییر جهت داده اند

در بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد که بیشتر قسمتهای این حوضه مقاومت بالایی از خود نشان میدهد که با توجه به نوع سنگ شناسی این محدوده که در بالا شرح داده شد وجود رسانایی پایین و به طبع مقاومت بالا منطقی میرسد تنها قسمتهایی که توسط مارنها و ماسه سنگها پوشیده شده مقاومت



پایین از خود نشان میدهنند که این امری طبیعی می‌باشد اما باید توجه داشت که بالا ترین میزان مقاومت در این حوضه مربوط به زیر حوضه ۳ میباشد که از سنگهای ولکانیکی حد واسط تا بازیک و در محدوده ای نیز شامل توده‌های نفوذی اسیدی میباشد که در شرایط طبیعی مقاومت بالا از خود نشان میدهنند.

در بررسی نقشه رادیومتری (ternary map) مشخص میگردد که حوضه مزبور از لحاظ عناصر رادیوакتیو چندان غنی نبوده بویژه از نظر عناصری نظیر پتاسیم و بعضًا توریم کاملاً فقیر میباشد ولی قسمتهايی از آن از نظر اورانیم غنی میباشد که بيشتر در بر گيرنده رسوباتی میباشد که در بالا از آنها نام برده شد در اين ميان كمترین میزان عناصر رادیو اکتیو در زیر حوضه ۳ میتوان مشاهده نمود که اين مسئله ناشی از نوع لیتولوژی مربوطه و نیز به احتمال فراوان عدم وجود آلتراسیون در این حوضه و زیر حوضه می‌باشد لذا با جمع بندی مطالب عنوان شده میتوان گفت حوضه مزبور از نظر پی جویی کانسارها در رده دوم و یا حتی سوم اهمیت نسبت به سایر مناطق قرار میگیرد چراکه خصوصیات ژئوفیزیکی بارزی که بتواند به عنوان راهنمای اکتشاف کانسار در این محدوده عمل کند عملاً مشاهده نگردید.

حوضه دوم

رونده غالب واحدهای مغناطیسی در این حوضه نظیر حوضه ۱ روندی تقریباً شمال شرق – جنوب غرب بوده که البته در پاره ای قسمتها به حالت شرقی – غربی نیز متمایل میگردد که در حقیقت حالت چرخش را برای این حوضه نیز میتوان در نظر گرفت. در این حوضه بطور کلی شدت میدان مغناطیسی بالایی از توده‌ها نمیتوان مشاهده نمود دلیل این امر را میتوان در نوع واحدهای لیتولوژی موجود جستجو نمود به گونه ای که تقریباً تمامی این محدوده توسط سنگهای دگرگونی (عمدتاً فیلیت) پوشیده شده که این دسته از سنگها در غالب موارد شدت میدان مغناطیسی پایینی از خود نشان میدهنند روند غالب خطواره‌های مغناطیسی در این محدوده نظیر حوضه ۱ شمال غرب – جنوب شرق بوده که اکثر آنها به علت چرخش تغییر جهت داده اند.

در بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد که این محدوده نیز نظیر ناحیه ۱ مقاومت بالایی از خود نشان میدهنند که این امر نیز با توجه به نوع لیتولوژی برای این محدوده طبیعی به نظر میرسد.



در بررسی نقشه رادیومتری (ternary map) مشخص میگردد حوضه فوق الذکر در بسیاری از قسمتها از هر سه عنصر غنی بوده و تنها در قسمتها کوچکی از عنصر Th غنی میباشد با توجه به پوشیده شدن این منطقه توسط سنگهای دگرگونی تجمع بالای عناصر رادیواکتیو منطقی میباشد چون در بسیاری از مواقع این سنگها از نظر عناصر فوق غنی میباشند

در جمع بندی مطالب مطرح شده میتوان گفت این حوضه نیز نظیر حوضه ۱ به لحاظ پی جویی کانسارها از اهمیت زیادی برخوردار نبوده و در درجات سوم اهمیت قرار میگیرد چراکه خصوصیات ژئوفیزیکی و زمین شناسی بارزی که باعث اهمیت این منطقه به لحاظ اکتشاف گردد مشاهده نگردید

حوضه سوم

رونده غالب واحدهای مغناطیسی در این حوضه نظیر دو حوضه گذشته شمال شرق - جنوب غرب بوده که حالت چرخش توسط عناصر ساختاری برای این حوضه را نیز تا حدی میتوان مشاهده نمود در بیشتر قسمتها این محدوده شدت میدان مغناطیسی بالایی از توده ها میتوان مشاهده نمود که دلیل این امر به احتمال فراوان ناشی از توده های حد واسط متمایل به بازیک میباشد که توسط آبرفتها و توف و برشهای ولکانیکی پوشیده شده است. روند غالب خطواره های مغناطیسی شمال شرق-جنوب غرب میباشد.

در بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد که قسمتها ای از این حوضه که عمدتاً بر روی واحدهای توفی و سنگهای آذر آواری و نیز رسوبات کواترنری قرار گرفته اند مقاومت ناچیزی از خود نشان داده و غالباً کانداکتیو هستند که این امر به احتمال فراوان به علت وجود کانی های رسی و توفها میباشند که غالباً بصورت رسانا در نقشه های مقاومت ظاهر می گردند که این محدوده ها بیشتر در قسمتها ای غربی حوضه جائی که عمدتاً توسط آبرفتها و توفها پوشیده شده وجود دارند ولی قسمتها ای که عمدتاً توسط برشها و سنگهای دگرگونی پوشیده شده اند غالباً مقاومت بالایی از خود نشان میدهند که برای این دسته از سنگها غالباً طبیعی است.

با بررسی نقشه رادیومتری (ternary map) مشخص میگردد که بیشتر قسمتها ای این حوضه علائم رادیومتری خاصی دیده نشده و نمیتوان نسبت به توزیع سه عنصر در آنها اظهار نظر قطعی نمود تنها در قسمتی از این محدوده که با رنگ ارغوانی مشخص گردیده



مقدار پتاسیم افزایش یافته که به احتمال فراوان مربوط به واحدی غیر از برشها و ولکانیکها می‌باشد که احتمالاً توسط گسلی که در کنار آن قرار دارد درون این واحدهای برشی قرار گرفته است (این واحد به علت کوچک بودن نمی‌توانسته در نقشه ۲۵۰۰۰ ترسیم گردد) در قسمتی از این حوضه جایی که توده نفوذی بیرون زدگی دارد مقدار هر سه عنصر افزایش می‌یابد

با توجه به مطالب عنوان شده می‌توان گفت بیشتر قسمتهای این حوضه به لحاظ پی جویی کانسارها چندان حائز اهمیت نبوده تنها در حاشیه توده نفوذی و نیز قسمتی که در آن پتاسیم بالا رفته می‌تواند جهت پی جویی و اکتشاف تا حدودی با اهمیت تلقی گردد.

حوضه چهارم

رونده غالب واحدهای مغناطیسی در این حوضه شمال غرب – جنوب شرق می‌باشد. شدت میدان مغناطیسی در این حوضه در بیشتر قسمتها بالا می‌باشد که این امر با توجه به نقشه گرادیان قائم بخوبی مشخص می‌گردد، با توجه به نوع توده‌ها و نیز نقشه نام برده مشخص می‌گردد که توده‌ها از عمق زیادی بر خوردار نبوده و غالباً سطحی هستند که این امر با وجود نوع واحدهای زمین شناسی طبیعی است بطوریکه غالب قسمتهای این محدوده توسط سنگهای آندزیت، آندزی بازالت پوشیده شده که در قسمتی بوسیله آبرفتهای کواترنری پوشیده می‌گردند این آبرفتهای از ضخامت زیادی بر خوردار نیستند.

رونده خطواره‌های مغناطیسی شبیه روند واحد‌ها شمال غرب – جنوب شرق می‌باشد. پس از بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص گردید که غالب قسمتهای منطقه مقاومت نسبتاً پایینی از خود نشان داده و نسبتاً رساناً هستند به احتمال زیاد این مسئله به پوشیده شدن قسمت اعظم این منطقه بوسیله آبرفت باز می‌گردد که غالباً به علت سالین بودن کانداتیو می‌باشند.

با بررسی نقشه رادیومتری (ternary map) مشخص می‌گردد نظیر حوضه ۳ در بیشتر قسمتهای این حوضه علائم رادیومتری خاصی که بر اساس آن بتوان در مورد توزیع سه عنصر اظهار نظر قطعی نمود وجود ندارد تنها در قسمتهایی از این محدوده پچهای بیرون زدهای از سنگهای فلزیک مشاهده گردید که در نقشه با محدوده شبکه بندی مشخص می‌گردد. در این محدوده هم محل مناسب برای بی جویی کانسار مشاهده نگردید.



حوضه پنجم

در این حوضه اغلب واحدهای مغناطیسی روندی تقریباً شمال غرب-جنوب شرق از خود نشان میدهند. شدت میدان مغناطیسی در این محدوده نسبتاً بالا میباشد که با توجه به این که تقریباً تمامی این حوضه توسط آبرفتهای کواترنری پوشیده شده است لذا میتوان گفت این رسوبات از ضخامت کمی برخوردار بوده و این شدت میدان نسبتاً بالا ناشی از توده‌هایی میباشد که در زیر این رسوبات قرار دارند که عمدتاً همان روانه‌های آندزی بازالتی و آندزیتی میباشند که غالباً شدت بالا از خود نشان میدهند.

روند غالب خطواره‌های مغناطیسی در این حوضه شمال غرب-جنوب شرق می‌باشد. پس از بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد که در بیشتر قسمت‌های منطقه مقاومت چندان بالا نبوده تنها در محدوده کوچکی در مقایسه با کل محدوده مقاومت کاملاً بالا می‌رود در توجیه این مسئله میتوان گفت به احتمال فراوان در این قسمت رسوبات ضخامت بسیار کمی داشته و روانه‌های آندزیتی بسیار نزدیک به سطح زمین می‌باشند ولی در سایر قسمت‌های این حوضه رسوبات ضخامت بیشتری داشته طبیعتاً محدوده کاندکتیوثر میباشد.

بر اساس نقشه رادیومتری مشخص میگردد در این حوضه نیز علائم رادیومتری خاصی که بر اساس بتوان در مورد توزیع سه عنصر اظهار نظر قطعی نمود وجود ندارد که با توجه به پوشیده بودن منطقه توسط رسوبات آبرفتی این امر طبیعی بنظر میرسد. در این محدوده نیز علائم ژئوفیزیکی خاصی که بر اساس آن بتوان به پی جویی کانسارها مبادرت نمود مشاهده نگردید.

حوضه ششم

روند غالب واحدهای مغناطیسی در این محدوده شمال غرب-جنوب شرق می‌باشد. محدوده مذبور در بیشتر قسمت‌ها پوشیده از واحدهای ولکانیکی (آندزیت، داسیت) بوده بنابراین طبیعی است که در اکثر قسمت‌ها شدت میدان بالای ناشی از این روانه‌ها میتوان مشاهده نمود ولی باید توجه داشت این حوضه علاوه بر واحدهای لیتولوژی مذبور شامل واحدهای دیگری نظیر توف‌ها و سنگهای آذرآواری و نیز دیاباز بوده که شدت میدانهای متفاوت از روانه‌ها نشان میدهند بعنوان مثال توفها و ایگنیمبریتها (که آنها را بصورت یک



sub domain در این محدوده جدا نمودیم) شدت میدان پایین تری در مقایسه با این روانه‌ها نشان میدهد.

رونده غالب خطواره‌های مغناطیسی شمال غرب-جنوب شرق بوده هر چند خطواره‌های با جهات غیر از جهت فوق نیز میتوان مشاهده نمود که تقاطع آنها با گسلهای اصلی میتواند مهم تلقی گردد.

بر اساس نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد قسمتهایی از این محدوده که توسط واحدهای آندزیتی آلتره و داسیت‌ها پوشیده شده و رخنمون کامل آنها را در سطح میتوان دید مقاومت بالا از خود نشان می‌دهند در صورتی که بخشی از آندزیت‌هایی که به تدریج رسوبات بر روی آنها قرار می‌گیرند اثرات مقاومت بسیار کمی نشان داده این محدوده‌ها به صورت کانداقتیو ظاهر میگردند در قسمتی از محدوده که دیابازهای ورقه‌ای رخنمون دارند مقاومت مجدداً بالا می‌رود در قسمتی که آنرا بصورت sub domain جدا نمودیم مقاومت پایین بوده بصورت رساناً ظاهر میگردد.

بر اساس نقشه رادیومتری چندین محدوده کوچکتر در این محدوده میتوان در نظر گرفت یکی قسمتی که بر روی واحدهای لیتولوژی آندزیتی، داسیتی قرار داشته که مقدار پتابسیم در این محدوده بالا رفته است این امر به علت رخداد آلتراسیون در این دسته از سنگها است اما در قسمتی که این سنگها توسط آبرفت‌ها پوشیده میگردند اثرات رادیومتری خاصی از سه عنصر رادیو اکتیو نمیتوان مشاهده نمود، قسمتی از محدوده نیز که توسط دیابازها پوشیده شده از لحاظ عناصر رادیو اکتیو کاملاً فقیر می‌باشد. تنها در قسمتی که توسط دمهای داسیتی در منطقه پوشیده شده درصد نسبتاً بالایی از هر سه عنصر را میتوان مشاهده نمود.

در این محدوده قسمتی که در آن دمهای داسیتی رخنمون دارند و تا حدودی کنتاکت آندزیتها با واحدهای توفی چرتی می‌تواند مهم باشد ولی در مجموع این محدوده به لحاظ اکتشافی در درجه دوم تا سوم اهمیت قرار می‌گیرد.

حوضه هفتم

در این حوضه اغلب واحد‌های مغناطیسی از عمق زیاد برخوردار نبوده و سطحی هستند به همین دلیل اثرات ناشی از این واحدها تنها در نقشه گرادیان اول قائم آنهم با مغناطیس نسبتاً بالا مشخص میگردد روند غالب این واحد‌ها شمال غرب-جنوب شرق میباشد این



محدوده تقریباً در تمام قسمتها توسط رسوبات آبرفتی و مخروط افکنه‌های جوان کواترنری پوشیده شده و لذا همانطور که عنوان گردید تنها واحدهای مغناطیسی نزدیک به سطحی که توسط این رسوبات پوشیده شده اند اثرات مغناطیسی این منطقه را باعث می‌گردند. روند خطواره‌های مغناطیسی در این محدوده شمال غرب-جنوب غرب می‌باشد.

با مطالعه نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص می‌گردد که تقریباً تمامی منطقه دارای مقاومت پایین بوده و بصورت محدوده ای با رسانایی نسبتاً بالا تا کاملاً بالا ظاهر می‌گردد دلیل این امر نیز با توجه به پوشیده بودن منطقه توسط رسوبات آبرفتی و مخروط افکنه‌های کاملاً منطقی است چراکه غالباً این رسوبات به دلیل دارا بودن رس و نیز ترکیبات نمک داخل خود، حالت رساناً از خود نشان میدهند در بررسی نقشه رادیومتری برای این منطقه مشخص می‌گردد با توجه به پوشیده بودن تقریباً تمامی منطقه توسط رسوبات، علائم رادیومتری خاصی که بر اساس آن بتوان در مورد توزیع سه عنصر اظهار نظر قطعی نمود وجود ندارد.

در مجموع میتوان گفت با توجه به نوع لیتولوژی و نشانه‌های ژئوفیزیکی عنوان گردیده، این محدوده به لحاظ پی جویی برای اکتشاف کانسارها چندان حائز اهمیت نمی‌باشد.

حوضه هشتم

روندهای واحد مغناطیسی در این حوضه شمال غرب-جنوب شرق می‌باشد. منطقه به لحاظ وسعت و تغییر برخی پارامترها به چند زیر حوضه (sub domain) قابل تفکیک است که در ادامه در مورد آنها نیز صحبت خواهیم نمود.

با توجه به تنوع لیتولوژی در این محدوده شدت میدان در قسمتها مختلف حوضه متفاوت است ولی در مجموع میتوان گفت در بیشتر قسمتها این محدوده شدت میدان بالای ناشی از واحدهای لیتولوژی را میتوان مشاهده نمود.

علت وجود محدوده های با مغناطیس بالا عمدتاً به واسطه وجود روانه‌های آتشفسانی آندزیتی، داسیتی می‌باشد که قسمتها زیادی از این محدوده را پوشش می‌دهند و وجود مغناطیس بالا برای این دسته از سنگها طبیعی است سایر واحدهای لیتولوژی از جمله برش‌ها و توفها که به احتمال فراوان در ارتباط با همین واحدهای لیتولوژی بوده و در پاره‌ای قسمتها در روی این واحدهای قرار دارند تحت تاثیر این واحدها شدت میدان بالا از خود نشان میدهند اما باید توجه داشت قسمتها که آنها را تحت عنوان زیر حوضه از



حوضه اصلی جدا نمودیم محدوده هایی هستند که شدت میدان در آنها پایین است دستهای از این زیر حوضه ها توسط آبرفتها پوشیده شده لذا وجود شدت میدان پایین برای آنها منطقی بوده و به نظر مرسد ضخامت این آبرفتها نسبتاً زیاد نیز میباشد اما نکته قابل توجه دسته دیگری از این زیر حوضه ها وجود دارند که توسط آندزیتها و توفهای مرتبط پوشیده شده در عین حال شدت میدان پایینی در مقایسه با سایر آندزیتها نشان میدهند دلیل این امر به احتمال فراوان میتواند ناشی از آلتراسیون این دسته از سنگها در این محدوده باشد، با توجه به بیرون زدگی یک توده نفوذی گرانیتی در مجاورت این قسمت از آندزیتها این احتمال که توده مذکور باعث ایجاد آلتراسیون شده باشد بسیار محتمل به نظر میرسد لذا این محدوده باید به اندازه کافی مورد بررسی و اکتشاف دقیق قرار گیرد.

در بررسی نقشه مقاومت ظاهری (apparent resistivity) مشخص میگردد که قسمتهای زیادی از این محدوده مقاومت بالا از خود نشان میدهند بویژه قسمتهایی که بر روی واحدهای آندزیتی و داسیتی قرار میگیرند که وجود مقاومت بالا برای این دسته از سنگها طبیعی است تنها دو محدوده کوچکتر در این حوضه مقاومت پایین از خود نشان میدهند یکی قسمتهایی از غرب محدوده مذکور که توسط رسوبات پوشیده شده که وجود مقاومت پایین برای این واحدهای رسوبی با توجه به وجود رسها و نمک در ترکیب آنها طبیعی است دیگری قسمتی که توسط توفهای و مارنهای توفی و نیز گروهی از کوچکی از پیروکسن آندزیتها پوشیده شده که به احتمال فراوان تحت تاثیر یک توده نفوذی این دسته از آندزیتها متحمل آلتراسیون شده در نتیجه این امر مقاومت آنها کاهش می یابد.

بر اساس نقشه رادیومتری مشخص می گردد چون این منطقه محدوده نسبتاً وسیعی را شامل میگردد در قسمتهای مختلف بسته به لیتولوژی های مختلف اثرات گوناگونی از داده های رادیومتری میتوان مشاهده نمود به گونه ای که در بسیاری از قسمتهای علائم رادیومتری خاصی که بتوان راجع به توزیع سه عنصر اظهار نظر قطعی نمود وجود ندارد که این امر بویژه در قسمتهایی از محدوده که با رسوبات پوشیده شده کاملاً مشهود است اما مناطقی نیز در این محدوده وجود دارند که بعضاً دارای پتاسیم بالا می باشند که عمدتاً بر روی واحدهای آندزیتی قرار دارند که به احتمال فراوان در نتیجه آلتراسیون اتفاق افتاده در این سنگها مقدار این عنصر افزایش یافته است محدوده های نیز وجود دارند که مقدار عنصر توریم در آنها از دو عنصر دیگر بیشتر میباشد و در نهایت منطقه ای که میزان هر سه



عنصر در آن نسبتاً بالا می‌باشد که آنرا تحت عنوان توده نفوذی در این محدوده مشخص نمودیم.

همانطور که در بالا عنوان نمودیم محدوده مذبور شامل چند زیر حوضه نیز می‌باشد که شرح مختصر آنها به قرار ذیل می‌باشد

در محدوده ای که آنرا تحت عنوان زیر حوضه ۱ معرفی نمودیم شدت میدان مغناطیسی در مقایسه با کل محدوده پایین می‌باشد که به احتمال فراوان بیانگر تغییر در واحد لیتولوژی خواهد بود ولی به لحاظ مقاومت مانند اکثر نقاط حوضه دارای مقاومت بالا می‌باشد و به لحاظ رادیومتری نیز علائم رادیومتری خاصی نمی‌توان تشخیص داد.

در این حوضه محدوده دیگری که از آن تحت عنوان زیر حوضه ۲ نام می‌بریم وجود دارد که شبیه زیر حوضه ۱ شدت میدان مغناطیسی پایینی از خود نشان میدهد که با توجه به پوشیده شدن محدوده توسط رسوبات آبرفتی این امر طبیعی است ولی این محدوده برخلاف زیر حوضه ۱ مقاومت پایین از خود نشان داده که این امر نیز به پوشیده شدن منطقه توسط رسوبات مرتبط می‌باشد و طبیعی است که علائم رادیومتری خاصی از این زیر حوضه نمی‌توان انتظار داشت.

در مجموع می‌توان گفت حوضه مذبور در میان تمامی حوضه‌هایی که تا کنون شرح داده شد مهمترین حوضه چه به لحاظ لیتولوژی چه به لحاظ نشانه‌های ژئوفیزیکی بوده که می‌توانند در امر اکتشاف مهم باشند لذا بیشترین تمرکز جهت اکتشاف بهتر است در این محدوده متمرکز گردد.



۳-۵- مشخصات تفسیری بلوک B

بررسی کلی محدوده :

محدوده برداشت بلوک B که بخش‌هایی از غرب و شمال غرب شاه کوه را تحت پوشش قرار می‌دهد عمدهً توسط واحدهای آندزیت - بازالتی ، توفهای اوسن ، آهکهای ژوراسیک ، واحدهای گرانیتی ، دیبوریتی ، آندزیتها پوشیده شده است. همچنین بخش وسیعی از منطقه در غرب و شمال غرب محدوده برداشت توسط رسوبات آبرفتی پوشیده شده است.

در یک نگاه کلی به نقشه مغناطیسی می‌توان دید که در شرق محدوده برداشت (غرب شاه کوه) بطور عمده شدت میدان در حد متوسط بوده و تغییرات میدان در آن هموار می‌باشد. این امر ناشی از لیتولوژی غالب در این محدوده شامل واحدهای رسوبی از قبیل شیل ، ماسه سنگ ، آهک و کنگلومرا می‌باشد. در این بخش بدلیل وجود واحدهای آندزیتی - بازالتی کمی تغییر در بافت آنومالیها بصورت آنومالیهای شدت بالا قابل مشاهده است. با حرکت به سمت غرب محدوده شدت و بافت آنومالیها تغییر می‌کند بطوریکه روند آنومالیهای مغناطیسی و اندازه و شکل آنها تغییر محسوس نموده و در آنها جهت یافته‌گی عمومی شمالی-جنوبی و نیز در جهت N20E قابل مشاهده است. این نوع بافت آنومالیها نشان دهنده محیط‌های ولکانیکی می‌باشد که با لیتولوژی موجود در این بخش شامل آندزیت پورفیری ، توف و بازالت تطابق دارد. در بخش مرکزی و شمال بلوک نیز که بیشتر پوشیده از آبرفت می‌باشد و رخنمون کمی در سطح دیده می‌شود چرخش لیتولوژیها و ساختارها به سمت شمال شرق و شرق در نقشه مغناطیس به خوبی نمایان شده است. در گوشه شمال غرب محدوده برداشت نیز که رخنمون کمی از واحدهای آندزیتی-بازالتی وجود دارد بدلیل پوشیده بودن محدوده تغییرات لیتولوژیکی و ساختاری در سطح چندان قابل مشاهده نیست ولی در نقشه مغناطیس محل دقیق کنتاکت واحدها و نیز تغییرات لیتولوژی و روندهای ساختاری شمالی - جنوبی واقع در این بخش و تغییر جهت این روندها به سمت شمال غرب به خوبی قابل رویت است. در جنوب غرب محدوده برداشت آنومالیهای شدت بالایی در محدوده دیده می‌شود که بر روی واحدهای آندزیتی بازالتی که



روند تقریبی N30W دارند قرار گرفته است که امتداد آنها به سمت جنوب و خارج از محدوده برداشت ادامه دارد.

در نقشه سه‌گانه رادیومتری که ترکیب رنگی از توزیع سه عنصر پتاسیم، توریم و اورانیوم را نشان می‌دهد می‌توان تغییرات لیتولوژیکی را مورد بررسی قرار داد. بطور کلی در غرب و جنوب غرب محدوده برداشت بر روی واحدهای بازالتی و گدازهای آندزیتی ائوسن پرتوزایی نسبتاً بالا دیده می‌شود که در بعضی نقاط بر روی بازالتها غنی شدگی محلی از پتاسیم مشهود است. همچنین بر روی ولکانیکهای اسیدی آلتره شده پرتوزایی نسبی بالا از توریم و اورانیوم مشاهده می‌شود. بر روی واحدهای گرانیتی نیز پرتوزایی بالا از سه عنصر پتاسیم و توریم و اورانیوم در جنوب و غرب محدوده دیده می‌شود.

بر روی واحدهای کنگلومرایی و آهکی شرق و شمال محدوده نیز بطور عمده پرتوزایی پایین از عناصر دیده می‌شود که در بخشهایی از آنها غنی شدگی از اورانیوم وجود دارد. بر روی واحدهای لیسونیتی نیز توریم دارای پرتوزایی بالا و چشمگیر می‌باشد. در نواحی آبرفتی نیز بطور کلی بدلیل تجمع مواد تخریبی که منشاء از لیتولوژیهای متفاوت دارند پرتوزایی نامشخص بوده و اغلب نسبت به عنصر خاصی غنی شدگی دیده نمی‌شود.

نکته قابل توجه در نقشه سه‌گانه رادیومتری تفاوت پرتوزایی بر روی واحدهای مشابه زمین شناسی است. بعنوان مثال در بازالت‌های ائوسن غرب روستای بصیران پرتوزایی بالا ارز سه عنصر قابل مشاهده است در حالی که بازالت‌های غرب روستای شرفعی نسبت به پتاسیم غنی شدگی نشان می‌دهند. این امر می‌تواند ناشی از فرآیندهای متفاوت موثر بر تشکیل این واحدها بوده باشد.

در نقشه‌های مقاومت ظاهری ۸۷۵ و ۴۹۲۰ هرتز بطور کلی زونهای مقاومت بالا که با رنگ صورتی و قرمز مشخص است بر روی رخنمونهای لیتولوژی ظاهر داشته و در محدوده‌های آبرفتی مقاومت بطور عمده در حد متوسط تا پایین است. بعنوان مثال در شمال غرب محدوده برداشت که محدوده ای پوشیده از ابرفت می‌باشد در در بخشهایی از آن واحدهای بازالتی – آندزیتی رخنمون دارند مقاومت پایین مشاهده می‌گردد. در این محدوده زونهای رسی و آبرفتی دارای مقاومت پایین بوده و نواحی دارای رخنمون و یا رخنمون نزدیک به سطح دارای مقاومت بالا یا متوسط هستند. در مرکز بلوك بالايی نیز روندهای لیتولوژی با مقاومت متوسط تا بالا در امتداد N45E که در میان آن زونهای کشیده و متمد مقاومت



پایین نیز وجود دارند قابل رؤیت است که این روندهای مقاومتی با روند آنومالیهای شدت بالای مغناطیسی تقریباً تطابق دارند.

بر روی واحدهای آندزیت پورفیری مرکز محدوده نیز زونهای مقاومت بالا با امتداد N30E قرار دارند که این آنومالیهاینی با آنومالیهای مغناطیسی تطابق دارند. بر روی واحدهای ولکانیکی آندزیت - بازالتی جنوب محدوده نیز مقاومت بالا دیده می‌شود که امتداد این زونهای مقاومت بالا با آنومالیهای مغناطیسی نیز انطباق دارد.

در حاشیه غربی محدوده نیز بطور کلی زونهای با مقاومت پایین مربوط به مناطق آبرفتی دارای رخمنونهای کم وجود دارد که واحدهای لیتولوژی داسیتی و ولکانیکی ظاهر کمی در آن دارند. در حاشیه شرقی محدوده نیز بر روی رخمنونهای کنگلومراپی، آهکی و ولکانیکی با زونهای مقاومت بالا تطابق دارند. که در میان آنها زونهای مقاومت پایین که پوشیده از موارد آبرفتی و رسی است قابل ردیابی می‌باشند.

با توجه به خصوصیات ژئوفیزیکی ذکر شده در بالا و نیز با توجه به شدت و روند و بافت آنومالیهای مغناطیسی و مقاومت ظاهری در این بلوک برداشت می‌توان محدوده را به حوضه‌های زیر تفکیک نمود(نقشه تفسیری بلوک B) :

حوضه اول:

در شمال بلوک قرار داشته که دارای آنومالیهایی با روند N70W بوده و از شمال شرق تا شمال بلوک امتداد می‌یابند. این آنومالیها مربوط به واحدهای لیسونیتی ، دیابازی، آندزیت بازالتی می‌باشد که گسلهایی در امتداد ذکر شده آنها را متمایز می‌سازد.

حوضه دوم:

از شمال و شمال شرق بلوک تا مرکز بلوک امتداد می‌یابد که در آن آنومالیها طول موج کوتاه داشته و روند منحنی شکل را دارا می‌باشند. این آنومالیها عموماً بر روی واحدهای آندزیت بازالتی و آندزیت پورفیری انطباق دارد که بخشهایی از آن در زیر محدوده آبرفتی شمال بلوک مدفون می‌باشد.



حوضه سوم:

در جنوب و جنوب غرب بلوك قرار دارد که در آن آنومالیهای با روند عمومی N30W امتداد دارند. در این حوضه نیز واحدهای بازالتی، داسیتی، آندزیتی اتوسن رخنمون دارند.

حوضه چهارم:

در غرب و شمال غرب بلوك قرار دارد که در آن روند آنومالیها در شمال غرب بلوك N30E بوده و در غرب بلوك روند خاصی مشاهده نمیگردد. مهم ترین مشخصه این حوضه وجود یک آومالی با شدت بالا بصورت منحنی در مرکز این حوضه است. در این حوضه نیز واحدهای آندزیتی پورفیری، گرانیتی، بازالتی اتوسن رخنمون دارند که به سمت شمال در زیر آبرفتها مدفون می‌گردند.

حوضه پنجم:

که در شرق و شمال شرق بلوك قرار داشته و دارای آنومالیهای با شدت متوسط تا پایین هستند که تغییرات آنومالیها در آن بسیار هموار می‌باشد و بی هنجاریهای مغناطیسی در آن طول موج بلند دارند. تنها بخش‌هایی از جنوب این حوضه آنومالیهای پراکنده با طول موج کوچک وجود دارند که مربوط به واحدهای ولکانیکی است. در این محدوده بیشتر واحدهای رسوبی آهکی، کنگلومرایی و ماسه سنگی همراه با رخنمونهایی از واحدهای بازالتی قرار دارند.

۳-۶- ویژگیهای ژئوفیزیکی معادن و اندیشهای مهم معدنی منطقه:

محدوده خونیک:

یکی از معادن شناخته شده و با اهمیت منطقه معدن مس- طلای خونیک است عمدۀ خصوصیات ژئوفیزیکی شناخته شده برای این معدن به قرار ذیل می‌باشد
این معدن در حاشیه توده‌هایی با مغناطیس بالا قرار گرفته که باعث گردیده این معدن با مغناطیس بالا تظاهر نماید.



بر اساس نقشه مقاومت مشخص می‌گردد که معدن مزبور در یک زون با مقاومت بالا واقع گردیده است.

و بر اساس نقشه رادیومتری این تارگت دارای مقادیر بالای پتاسیم ولی مقدار پایین توریم و اورانیم می‌باشد.

عبور یک خطواره اصلی از مجاورت این تارگت کاملاً مشخص می‌باشد.

محدوده ماهرآباد:

از دیگر معادن شناسایی شده در این محدوده معدن مس پروفیری ماهرآباد می‌باشد. به لحاظ خصوصیات مغناطیسی این معدن دارای مغناطیس نسبتاً پایین می‌باشد که اطراف آن توده‌هایی با مغناطیس کاملاً بالا مشاهده می‌گردد لذا میتوان گفت در محل معدن یک حالت دی مگنتیزم اتفاق افتاده است.

از نظر ویژگی‌های الکترو مغناطیسی این تارگت در یک محدوده با مقاومت تقریباً متوسط متمایل به پایین قرار گرفته که اطراف آن مقاومت پایین‌تر می‌رود که می‌تواند به علت تجمع کانی‌های رسی باشد (از خصوصیات معادن مس پروفیری)

از نظر رادیومتری می‌توان گفت در این محدوده مقدار هر سه عنصر U ، Th ، K بالا بوده که در حاشیه‌ها با افزایش پتاسیم همراه است.

این تارگت نیز در مجاورت یک گسل بزرگ و اصلی قرار گرفته است.

محدوده شیخ‌آباد:

معدن شناخته شده دیگر این منطقه معدن طلای اپی ترمال شیخ‌آباد می‌باشد این معدن که در ۲۵ کیلومتری جنوب غرب دهکده شیخ‌آباد واقع شده به لحاظ ویژگی‌های مغناطیسی تقریباً در مرز بین توده مغناطیس بالا و پایین (در حاشیه یک توده با مغناطیس بالا) قرار دارد که این محدوده محل عبور یک گسل بزرگ و اصلی می‌باشد.

به لحاظ الکترومغناطیس این تارگت در محدوده‌ای با مقاومت متوسط مایل به بالا قرار گرفته است.



محدوده شرق هیرد:

همانطوریکه در نقشه مغناطیسی مشاهده می‌گردد در محدوده هیرد یک توده نفوذی بزرگ با قطر تقریبی ۲/۵ کیلومتر وجود دارد که از طریق آنومالی حلقوی مغناطیس در بالا و مغناطیس پایین در مرکز خود شناخته می‌شود. آن نوع آنومالی نشان می‌دهد که احتمالاً چند فاز تزریق در این توده نفوذی صورت گرفته باشد. توزیع و بافت و روند آنومالیها در این محدوده نشان می‌دهد که در سمت شرق محدوده هیرد که آنومالیها هموار بوده و دارای شدت هستند ظاهراً ساختار مغناطیسی فعال شده‌ای قابل مشاهده نیست. شدت مغناطیسی متوسط تا هموار این بخش ناشی از نوع لیتولوژی موجود در آن از قبیل آهک، ماسه سنگ، کنگلومرا می‌باشد. وجود چنین توده نفوذی در نزدیکی واحدهای آهکی رخداد کانسارهای نوع اسکارن (حاوی مگنتیت و یا پیروتیت) را با توجه به آنومالی مغناطیس بالا بویژه در حاشیه شرقی این توده نفوذی محتمل ساخته است.

در سمت غرب توده نفوذی هیرد آنومالیها دارای فرکانس متوسط و شدت نسبتاً بالا هستند. ناپیوستگیهایی نیز در این بخش دیده می‌شود که ظاهراً ناشی از عوامل تکتونیکی و ساختاری می‌باشد. از لحاظ توزیع عناصر پرتوزا بطور کلی در این محدوده بدليل پوشش وسیع آبرفتی پاسخ شاخصی مشاهده نمی‌شود و تنها بر روی رخمنوهای گرانیتی – دیوریتی پرتوزایی بالا از سه عنصر قابل مشاهده است.

در نقشه‌های مقاومت ویژه ظاهری فرکانسهای ۸۷۵ و ۴۹۲۰ هرتز بر روی زونهای شدت بالای مغناطیسی حلقوی شکل رسانایی نسبی بالاتر از محیط اطراف دیده می‌شود که تطابق این دو با یکدیگر احتمال وجود کانی سازی را محتمل‌تر می‌سازد. بر روی رخمنوهای سنگی موجود در محدوده نیز عمدتاً مقاومت بالا دیده می‌شود.

محدوده معدن قلعه زری:

در محدوده معدن قلعه که ذخیره معدنی سولفیدی در آن در درون بازالت‌های اوسن جای گرفته است بر روی واحدهای بازالتی مغناطیس بالا قابل مشاهده است که در محدوده معدن بدليل نفوذ توده نفوذی و تشکیل زونهای آلتراسیون پروپیلیتی و آرژیلیتی بطور مشخص یک زون با مغناطیس پایین تر نسبت به سنگهای اطراف پدید آمده است که قطر این زون حدود ۲ کیلومتر است. از نکات مهم در مورد محل جایگیری توده نفوذی قلعه‌زی



که در داده‌های مغناطیسی مشهود است می‌توان به قرار گرفتن آن در مرز بین دو حوضه مغناطیسی اشاره نمود که شامل حوضه مغناطیسی بالا بر روی بازالتی ائوسن با روند تقریبی N30E و حوضه با مغناطیس متوسط تا پایین با بافت متفاوت که بر روی آندزیتها و آندزیتها پورفیری ائوسن قرار گرفته و روند آن تقریباً N40W می‌باشد. همچنین به نظر می‌رسد که محل توده نفوذی بین دو خطواره مغناطیسی با آزیموت ۶۰ درجه در جنوب و شرق توده و آزیموت حدود ۱۱۰ درجه در شمال و شمال غرب توده محصور شده است.

در نقشه سه گانه رادیومتری بطور کلی در محدوده ولکانیکی و بر روی واحدهای بازالتی پرتوزایی نسبتاً نامشخص که در بعضی مناطق پرتوزایی بالا نسبت به پتاسیم وجود دارد قابل مشاهده است. این غنی شدگی نسبی از پتاسیم می‌تواند ناشی از لیتولوژی و یا آلتراسیونهای احتمالی باشد.

در نقشه های مقاومت ظاهری بویژه فرکانس ۴۹۲۰ هرتز واحدهای آندزیتی - بازالتی ائوسن مقاومت بالا از خود نشان می‌دهند که با روند ولکانیکی و محدوده شدت بالای مغناطیسی نیز تطابق دارد. در محدوده توده نفوذی معدن نیز بطور نسبی یک انقطاع در این زون مقاومت که تقریباً منطبق با آنومالی مغناطیسی است دیده می‌شود. در این بخش زون مقاومت بالا پهنهای کمتری نسبت به سایر بخش‌های این زون دارد. این کاهش در مقاومت واحدها می‌تواند ناشی از رخداد آلتراسیون در آنها باشد.

۷-۳- محدوده های آنومالی ژئوفیزیک هوایی

با بررسی های انجام شده بر روی نقشه های مغناطیسی، مقاومت ویژه و رادیومتری و نیز آنومالی های منفرد الکترومغناطیس که منطبق با زونهای رسانا می‌باشند محدوده های با عنوان مناطق ناهنجار تشخیص داده شده است (نقشه های محدوده های آنومالی بلوکهای A و B). در لیست ذیل خصوصیات ژئوفیزیکی این مناطق ناهنجار و نیز مشاهدات صحرا ایی انجام شده بر روی محل این آنومالی ها آورده شده است:



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت : A3 , A2 , A1
3593839 N	662630 E	
3594710 N	661621 E	
3593198 N	663820 E	
این محدوده ها دارای شدت میدان مغناطیسی متوسط تا پایین که در هر سه محدوده یک زون خطی تقریباً مغناطیس بالا با امتداد تقریبی N45W مشاهده میگردد		علام مغناطیس
این محدوده ها در زمینه ای با رادیومتری بسیار پایین قرار گرفته و اثر خاصی از عناصر رادیوакتیو نمیتوان مشاهده نمود تنها در پاره ای قسمتهایک افزایش نسبی در میزان اورانیم دیده میشود که به نظر میرسد ناشی از لیتوژوژی مربوطه باشد		علام رادیومتری
در این محدوده ها بطور کلی رسانایی بالا میباشد تنها یک زون خطی با امتداد تقریبی N45W با مقاومت بالا مشاهده میگردد		علام الکترومغناطیس
این محدوده ها در نزدیکی روستای بارمنج در حاشیه دشت آبرفتی قرار گرفته‌اند. در این محدوده ها سکانسهايی از واحدهای کنگلومرايی ، آندزيتی و توفی با روند شمال غرب - جنوب شرقی در مجاورت دشت آبرفتی مشاهده می‌گردد که در آنها رگه‌های پرشده از سیلیس و کربنات (کلسیت) و نیز در متن سنگها دیده می‌شود. آندزیتها در محدوده‌ای به طول و عرض ۱۰۰ متر دگرسان شده و کمی برشهای هیدرولیکالی(?) در آنها دیده می‌شود.		بررسی صحراي
	A1 محدوده	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A4
3587902 N	669336 E	علائم مغناطیس
این محدوده دارای درصد بالایی از پتاسیم و بطور نسبی از اورانیم نیز غنی می‌باشد	علائم رادیومتری	
مقاومت نسبی محدوده پایین بوده تنها در قسمت کوچکی در غرب محدوده مقاومت بالا میرود که احتمالاً در ارتباط با لیتلولوژی است	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده در حاشیه واحدهای ولکانیکی آندزیتی و در مجاورت دشت آبرفتی قرار دارد. در سنگهای آندزیتی زونهای دگرسان شده و اکسیده بطور پراکنده دیده می‌شود که در آن رگه‌های سیلیسی و کربناته با ضخامت چند میلی‌متر تا ۲ سانتی‌متر در درزهای شکافها رخ داده است که به نظر می‌رسد این دگرسانی مرتبط با کانی‌سازی نباشد. گسلهایی با روند NW-SE نیز این واحدهای آندزیتی را قطع می‌کنند که اثر آنها در محدوده مشهود است ولی اثر دگرسانی در آنها دیده نمی‌شود.	بررسی صحراوی	
	محدوده A4 : دید به سمت جنوب غرب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A5
3597093 N	659238 E	علائم مغناطیس
این محدوده دارای شدت میدان بالا بوده که خطواره هایی با امتداد تقریبی N40W در دو سمت این زون مشاهده میگردد.	در این قسمت به علت مشکل دستگاه داده های رادیو متری برداشت نگردیده است	علائم رادیومتری
مقاومت نسبی محدوده متوسط تا پایین است اما در ضلع جنوب غربی محدوده زونی دایره های شکل کشیده شده در امتداد گسلها با مقاومت بالا مشاهده میگردد.	این محدوده در شمال گنبدهای بزرگ داسیتی که به شکل حلقوی رخمنون دارند قرار گرفته است. در این محدوده برشهای لیمونیتی و هماتیتی شده در سنگهای آندزیتی و برشی شده رخمنون دارد. اثرات دگرسانی آرژیلیکی نیز بطور عمومی در این واحدها مشاهده می گردد. در سنگهای این محدوده شکستگیهای متقطع فراوان همراه با رگچه ها یا پرشدگی از کلسیت یا سیلیس رخ داده است. در این واحدها نیز یک رگه ضخیم تراورتن با ضخامت ۱ تا ۱/۵ متر رخمنون دارد که بافت گل کلمی دارد. در امتداد برشها و گسلها مقداری اثرات لیمونیتی شدن دیده می شود. روند گسلها عموماً NW-SE می باشد که شیب آنها به سمت جنوب در در حدود ۴۵ تا ۶۰ درجه می باشد.	بررسی صحراوی
	محدوده A5 : رگه های سیلیسی - کربناته - لیمونیتی	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A6 , A7
3591273 N 3591594 N	656168 E 658871 E	علائم مغناطیس
محدوده دارای مغناطیس بالا به شکل دایره ای که به سمت حاشیه شمالی با کاهش شدت میدان مغناطیسی همراه است	علائم رادیومتری	قسمت اعظم محدوده داده نداشته و برای قسمتی از تارگت ۷ افزایش نسبی در مقدار اورانیم و پتاسیم وجود دارد
هر دوی این تارگتها مقاومت بالا از خود نشان میدهند	علائم الکترومغناطیس	این دو محدوده در حاشیه ساختار حلقوی که گنبدهای داسیتی بصورت توپوگرافی بسیار برجسته خود را نشان می‌دهد واقع شده‌اند. در این محدوده‌ها سنگنها اغلب هوازده بوده ولی اثر دگرسانی در آنها مشاهده نمی‌گردد. علاوه بر سنگهای داسیتی- آندزیتی واحدهای رسوبی ماسه سنگی و آهکی نیز در محدوده رخنمون دارند.
	محدوده A7 (دید به سمت شمال غرب)	بررسی صحراوی



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A8,A9,A10
3596161 N	667975 E	
3594770 N	678997 E	
3593408 N	679337 E	
وجود خطواره هایی با روند شمال غرب جنوب شرق سبب شده مناطقی با شدت میدان بالا و پایین از یکدیگر جدا گردند به عبارت دیگر وجود خطواره ها باعث گردیده تا مغناطیس بالا و پایین را در کنار یکدیگر داشته باشیم	علائم مغناطیس	
برای محدوده A8 علائم رادیومتری خاصی که بتوان در مورد عناصر رادیو اکتیو اظهار نظر نمود وجود ندارد ولی برای محدوده های A9,A10 میتوان گفت هر دو درصد بالای پتانسیم را از خود نشان میدهند که به احتمال فراوان ناشی از آلتراسیون می باشد	علائم رادیومتری	
بطور کلی محدوده A8 دارای مقاومت پایین میباشد که خطواره ای با امتداد تقریبی N30W از داخل آن عبور مینماید اما محدوده های 9,10 هر دو دارای مقاومت بالا می باشند بخشی از خطواره های موجود در نقشه MAG در اینجا نیز مشاهده میگردد	علائم الکترومغناطیس	
محدوده های A8 , A9 در حاشیه واحدهای داسیتی - آندزیتی در نزدیکی روستای همند قرار گرفته‌اند. در محدوده A8 کمی دگرسانی رسی و پروپیلیتیک شامل کلریت ، کلسیت و اپیدوت دیده می شود که به سمت شمال ادامه می‌یابد. در محدوده A9 اثرات سطحی لیمونیتی شدن بصورت وسیع در سنگها و همراه با شکستگی‌های متقطع که از کلسیت پر شده است رخ داده است. در محدوده A10 گسلهای شاخص با روندهای عموماً شمال غربی - جنوب شرقی واحدها را قطع می‌کنند که در امتداد آنها رگچه‌های سیلیسی و لیمونیتی بوجود آمده است در بعضی نقاط نیز زونهای تغذیه کننده مانند برش مشاهده می شود .	بررسی صحراوی	
	محدوده A10 دید به سمت شمال غرب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A11
3597743 N	669692 E	علائم مغناطیس
این محدوده دارای مغناطیس متوسط بوده که خطواره هایی با امتداد N45W در آن مشخص است		علائم رادیومتری
پاسخ مشخص ناشی از داده ها قابل مشاهده نیست ولی میتوان گفت در صد بالاتری از اورانیم در مقایسه با دو عنصر دیگر در منطقه وجود دارد		علائم الکترومغناطیس
بطور کلی محدوده فوق دارای مقاومت پایین بوده تنها در قسمت میانی محدوده یک زون بیضی با کشیدگی در امتداد N20W3 و طول تقریبی ۶۰۰ متر وجود دارد که دارای مقاومت بالا می باشد		بررسی صحراوی
این محدوده بصورت یک ارتفاع منفرد در دشت هموار در فاصله حدود ۴ کیلومتری شمال غرب روستای همند قرار دارد. کمی دگرسانی آرژیلیک و پروپیلیتیک در این محدوده دیده می شود		
محدوده A11 (دید به سمت جنوب شرق)		



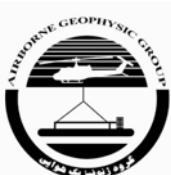
گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A12
3578678 N	667169 E	علائم مغناطیس
بیشتر قسمتهای این محدوده دارای مغناطیس بالا بوده و فقط در قسمتهای کوچکی دارای مغناطیس کاملاً پایین میباشد که محل جدایش آنها گسله می باشد	پاسخ مشخص ناشی از داده های رادیومتری برای این محدوده وجود ندارد تنها نقاطی بصورت پراکنده تجمع اورانیم در آن وجود دارد	علائم رادیومتری
بطور کلی محدوده دارای مقاومت پایین می باشد تنها در قسمتهای شمالی و شرقی محدوده قسمتهای کوچکی با مقاومت بالا وجود دارد	علائم الکترومغناطیس	
در این محدوده واحدهای لیسونیتی در شمال غرب سرچاه شور رخنمون دارند که بصورت امتداد خطی در راستای ۳۰° درجه مشاهده می گردند. با توجه به بررسی انجام شده لیسونیتها عمدتاً از نوع کلسیتی بوده (بلوریان، گفتگوی شفاهی) و مقداری دگرسانی لیموسانی در آنها دیده می شود. به نظر می رسد که گسترش رخنمون این واحدها در امتداد گسلهای با روند شمال غرب-جنوب شرقی رخ داده باشد که اثر آن بر روی نقشه مغناطیس کاملاً مشهود است. رگه های کلسیت گل کلمی (?) و لایه ای به ضخامت حدود ۲۰ سانتیمتر نیز در امتداد این گسلها یافت می شود.	بررسی صحراوی	
	محدوده A12 (دید به سمت جنوب غرب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت سری A13,14,15,16
3586667 N	681192 E	
3585837 N	681795 E	
3585642 N	680509 E	
3581959 N	678883 E	
تمامی این محدوده ها دارای مغناطیس نسبتاً پایین می باشند و خطواره هایی موازی با امتداد تقریبی N45W در آنها دیده میشود و از درون خطواره هایی با آزمیوت ۱۱۰ عبور مینمایند	علام مغناطیس	
در سه محدوده ۱۳ و ۱۵ درصد نسبتاً بالای اورانیم را میتوان مشاهده نمود اما در دو محدوده دیگر پاسخ مشخصی از پرتوزایی مشاهده نمی گردد	علام رادیومتری	
مقاومت نسبی سه محدوده ۱۳ و ۱۴ و ۱۵ بالا میباشد(برای ۱۳ کاملاً بالا برای دو محدوده دیگر نسبتاً بالا میباشد) ولی مقاومت نسبی محدوده ۱۶ پایین می باشد	علام الکترومغناطیس	
این محدوده ها در زون دگرسانی جنوب روستای هنج قرار گرفته‌اند. در این محدوده ها که از حاشیه جنوبی کمربند ولکانیکی به سمت شمال ادامه می‌یابند توپوگرافی زمین برجسته بوده و دگرسانی آرژیلیک و لیمونیتی بصورت وسیع همراه با رگچه‌های کلسیتی با ضخامت چند میلی‌متر تا چند سانتی‌متر در سنگها دیده می‌شود که گاهی طول آنها تا چند ده متر می‌رسد. گسلهای اصلی در محدوده بیشتر روند شمالی-جنوبی داشته که بعضًا با کلسیت پوشیده‌اند.	بررسی صحرا	
	حدوده A13 (دید به سمت شمال غرب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت سری A17,18
3571195 N 3575885 N	715282 E 719840 E	هر دو محدوده مزبور دارای زمینه ای با مغناطیس پایین بوده که درون آنها توده های بیرون زده با مغناطیس بالا(بويژه برای محدوده ۱۷) میتوان مشاهده نمود در محدوده ۱۸ خطواره ای بصورت منقطع با امتداد تقریبی N70E مشخص شده که بر گرفته از یک فعالیت ساختاری است
محدوده ۱۷ از هر سه عنصر فقیر بوده ولی محدوده ۱۸ تا حدودی درصد توریم در آن بالا میروند	علائم رادیومتری	
در محدوده ۱۸ دو خطواره موازی با امتداد تقریبی N70E وجود داشته که حد فاصل این دو خطواره با کاهش مقاومت و طرفین آن با افزایش مقاومت همراه است ولی محدوده ۱۷ مقدار مقاومت بالا از خود نشان میدهد	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده ها در قسمت جنوبی کمربند ولکانیکی سرچاه شور - سهل آباد قرار گرفته اند که پوشیده از سنگهای ولکانیکی مافیک (دیاباز، بازالت) و آندزیت به همراه سنگهای رسوبی (مارن، ماسه سنگ) می باشد. توپوگرافی محدوده هموار تا برجسته بوده که در قسمتهای جنوبی هموارتر می باشد. در بخش های زیادی از این محدوده ها اثرات هوازدگی و اکسیداسیون به رنگهای زرد متمایل به سبز ، نارنجی و قرمز مشهود است که حکایت از شرایط اکسیدان و غنی بودن محیط از آهن در زمان رسوبگذاری و تشکیل واحد ها دارد. در بعضی نواحی نیز گسلهای اصلی با امتدادهای متفاوت دیده می شوند که در امتداد آنها رگه های کلسیت و کربنات تشکیل شده اند.	بررسی صحراي	
	محدوده ۱۷ (دید به سمت غرب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان



محدوده ۱۸ (دید به سمت شرق)



محدوده ۱۸ (دید به سمت جنوب شرق)



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A19
3572616 N	735560 E	در زمینه ای با مغناطیس پایین دایکی منقطع با امتداد تقریبی N70W با مغناطیس بالا مشاهده میگردد
		علائم مغناطیس
		در زمینه این محدوده علائم رادیومتری خاصی نمیتوان مشاهده نمود اما در محل دایک درصد اورانیم تا حدودی افزایش میابد
		علائم رادیومتری
		در زمینه ای با مقاومت متوسط متمایل به پایین دایکی با مقاومت بالا مشاهده میگردد
		علائم الکترومغناطیس
		این محدوده در شمال شرق یک توده داسیتی قرار گرفته است. بلورهای درشت پلازیوکلاز همراه با بلورهای فراوان بیوتیت در زمینه‌ای از سیلیس به رنگ خاکستری قرار گرفته است. این توده داسیتی بصورت ارتفاعات کشیده در امتداد شمال‌غرب-جنوب شرق رخنمون دارد. در بخش‌هایی از دامنه این ارتفاعات داسیتی مقداری اثرات دگرسانی پروپیلیتیکی و آرژیلیتی رخداده است. در اطراف این توده واحدهای مارنی و رسوبی رخنمون دارند.
		
		حدوده A19 (دید به سمت جنوب غرب)



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A20
3582068 N	716454 E	علائم مغناطیس
محدوده مغناطیس کلی محدوده پایین می باشد اما در پاره ای قسمتها بویژه در بخش جنوب غربی محدوده مغناطیس افزایش میابد که احتمالا در ارتباط با لیتولوژی می باشد	در این محدوده درصد هر سه عنصر رادیو اکتیو بطور نسبی افزایش نشان میدهدند که به احتمال فراوان با لیتولوژی مرتبط می باشد	علائم رادیومتری
بطور کلی این محدوده مقاومت بالا از خود نشان نداده تنها در قسمت کوچکی از جنوب شرقی منطقه مقاومت افزایش می یابد	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده بر روی واحدهای داسیتی به رنگ روشن قرار دارد که اثرات اکسیداسیون بطور وسیع بر روی این واحد کاملاً مشهود است. به نظر می رسد که واحدهای ولکانیکی در هنگام تشکیل به علت بالا بودن آهن در محیط تشکیل از آهن غنی شده و در اثر اکسیداسیون آهن آزاد شده و اثرات هماتیتی شدن در خاکهای محدوده و بر روی واحدها دیده میشود. اثرات دگرسانی خاصی که مرتبط با کانی سازی باشد در محدوده رویت نگردید.	بررسی صحراوی	
	محدوده A20 (دید به سمت غرب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A21
3589602 N	714310 E	
این محدوده بطور کلی دارای مغناطیس پایین می باشد	علام مغناطیس	
هر چند علائم رادیومتری خاصی برای این محدوده نمیتوان در نظر گرفت ولی تا حدودی میتوان گفت درصد اورانیم موجود در منطقه از سایر عناصر یالا تر است	علام رادیومتری	
مقاومت این محدوده کلا متوسط رو به پایین است تنها در حاشیه جنوب غربی مقاومت بالا میرود	علام الکترومغناطیس	
این محدوده در بخش شمالی کمربند ولکانیکی و در محدوده یک کراتر آتشفشاری از جنس داسیت قرار گرفته است. در ا طراف این کراتر سنگها لیمونیتی شده و تشکیل رگه های سیلیسی و مقداری کربنات بصورت منطقه‌بندی در رگه‌ها قابل مشاهده است. کربنات به صورت بلورین و بصورت پرشدگی در مرکز رگه و یا تبلور بصورت لایه لایه در کنار سیلیس دیده می‌شود.	بررسی صحراوی	
	محدوده A21 (دید به سمت جنوب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A22
3591152 N	696361 E	
یک زون دایره ای شکل به قطر تقریبی ۷۰۰ متر و مغناطیسی پایین قابل مشاهده است که در حاشیه شمالی آن شدت میدان افزایش میابد		علائم مغناطیسی
بر اساس نقشه رادیو متری مشخص میگردد که در اینجا در صد دو عنصر پتابسیم و توریم بالا میروند		علائم رادیومتری
زونی با مقاومت نسبی بالا که در حاشیه شمالی با کاهش مقاومت همراه است دیده می شود		علائم الکترومغناطیسی
این محدوده در جنوب غرب روستای یوش و در دامنه ارتفاعات قرار گرفته است که بیشتر واحدهای آندزیتی و ولکانیکی در آن رخنمون دارند. اثر اکسیداسیون و هوازدگی بصورت لیمونیتی شدن و بافت لانه‌زنیوری در بیشتر محدوده قابل مشاهده بوده و بعضاً رگه‌های استوکورکی سیلیسی با ضخامت ۲ تا ۳ سانتیمتر همراه با مقداری کلسیت در آنها بوجود آمده است. مقدار کمی برش هیدروترمال(?) در بعضی قسمتها بصورت رگه‌هایی با ضخامت چند سانتیمتر رخنمون دارند. همچنین مقدار کمی سولفید ریز دانه بصورت پراکنده در سنگها قابل مشاهده است.		بررسی صحراوی
		
محدوده A22 (دید به سمت جنوب غرب)		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A23
3587925 N	702622 E	علائم مغناطیس مشاهده‌میگردد
در بیشتر قسمتهای منطقه یک افزایش نسبی در مقدار هر سه عنصر میتوان مشاهده نمود ولی در قسمتهای کوچکی نیز مقدار توریم بالا میرود	علائم رادیومتری	
در این محدوده مقاومت به شدت بالا است	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده در شمال غرب محدوده خونیک واقع شده است و در آن سنگهای داسیتی- آندزیتی رخنمون دارند. گسلهای متقطع در این محدوده با روند غالب شمال غربی-جنوب شرقی و شمالی جنوبی واحدها را قطع می‌کنند که در امتداد این گسلها واحدها لیمونیتی شده و در آنها رگهای سیلیسی - کربناته دیده می‌شود.	بررسی صحرایی	
	محدوده A23 (دید به سمت جنوب)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A24
3588118 N	704501 E	علائم مغناطیس
بطور کلی محدوده مزبور در اکثر نقاط مغناطیس بالا از خود نشان داده و تنها در جاهای محدودی با افت شدت میدان همراه است خطواره هایی با امتداد تقریبی N45W از درون محدوده عبور می کنند	علائم رادیومتری	علائم الکترومغناطیس
علائم رادیومتری خاصی در این محدوده وجود ندارد تنها می توان گفت در پاره ای مناطق درصد اورانیم تا حدودی بالا میروند مقاومت نسبتاً بالا و نیز دو خطواره با امتداد تقریبی N45W مشخص می باشد.	بررسی صحراوی	
 محدوده A24 (دید به سمت جنوب شرق)		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A25
3585586 N	684219 E	علام مغناطیس
در حاشیه شمال تا غرب یک کراتر آتشفسانی یک زون با مغناطیس پایین قرار گرفته است و نیز در قسمت جنوب غرب کراتر آتشفسانی خطواره ای با امتداد تقریبی N45W قابل مشاهده است.	بطور پراکنده افزایش نسبی از درصد پتاسیم قابل تشخیص است.	علام رادیومتری
خطواره ای با امتداد تقریبی N45W در بخش جنوب غربی کراتر آتشفسانی وجود دارد و نیز مقاومت نسبت به اطراف کاهش یافته است.	علام الکترومغناطیس	بررسی صحرایی
این محدوده در دامنه کراتر واقع در جنوب شرق روستای هنیچ واقع شده است. بیشتر سنگها در این محدوده ولکانیک - آندزیتی تا داسیتی (?) می‌باشند که کمی اثرات آلتراسیون لیمونیتی و آرژیلیکی در آنها دیده می‌شود. در سنگهای آندزیتی رگچه‌های کوارتزی به ضخامت چند میلی متر دیده می‌شود. کوارتز کریستالین و کوارتز سفید شیری رنگ به همراه لیمونیت نیز در بعضی قسمتها دیده می‌شود. پچه‌های آرژیلیتی نیز بصورت پراکنده در امتداد شیب دامنه قرار گرفته‌اند.		A25 : رگچه‌های سیلیسی - لیمونیتی در امتداد شکستگیها با ضخامت ۱۵ تا ۳۰ سانتیمتر



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

تارگت سری A26,27	X_UTM 698118 E 701328 E	Y_UTM 3579858 N 3579316 N
علائم مغناطیس	زونهایی با مغناطیس بالا و پایین بصورت منقطع در کنار هم قرار گرفته اند.	
علائم رادیومتری	بطور کلی درصد نسبی از هر سه عنصر رادیوакتیو بالا می‌باشد، اما بنظر می‌رسد که این تغییرات بیشتر ناشی از تغییرات لیتوژوژی باشد.	
علائم الکترومغناطیس	تارگت ۲۶ یک زون کشیده با مقاومت نسبتاً زیاد در مرکز است که در حاشیه با کاهش مقاومت همراه است و در تارگت ۲۷ یک زون با مقاومت پایین و امتداد تقریبی W30°N وجود دارد.	
بررسی صحراوی	این محدوده در حدود سه کیلومتری جنوب روستای شمس آباد قرار دارند اثر هماتیتی و لیمونیتی شدن شدید بر روی واحدهای آندزیتی دیده می‌شود. رگه‌های ضخیم کلسیت - تراورتن با حدود ۳۰ سانتیمتر ضخامت در امتداد شکستگیها با روند شمال غربی - جنوب شرقی رخمنون دارند که در بعضی نقاط توسط شکستگی‌های دیگر قطع شده‌اند. در محدوده شمال روستای شمس آباد زونهای هماتیتی - لیمونیتی - آرژیلیتی گسترده در اطراف واحدهای آندزیتی - داسیتی (?) رخمنون دارند. بلورهای کریستالین ژیپس نیز بر روی این زونهای اکسید آهن قابل مشاهده است. گسلهای متعدد در راستاهای مختلف نیز واحدهای ولکانیکی را در منطقه قطع می‌کنند.	
	A26 : زونهای هماتیتی بر روی واحدهای آندزیتی	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A28
3580796 N	686398 E	علام مغناطیس
در مرز توده های ولکانیکی و آبرفتها خطواره ای با امتداد تقریبی N80W و مغناطیس بالا مشخص می‌باشد. این توده با مغناطیس بالا توسط خطواره دیگری با امتداد تقریبی N-S در مرکز محدوده قطع شده است.	در صد نسبی توریوم بطور گستردگی نسبت به پتاسیم و اورانیوم بالاتر می‌باشد.	علام رادیومتری
دو خطواره اشاره شده در نقشه مغناطیس در اینجا نیز بخوبی مشاهده می‌شوند و مقاومت نسبتاً بالایی را نشان می‌دهند.	علام الکترومغناطیس	
این محدوده در حاشیه جنوبی کمربند ولکانیکی و مرز ولکانیکها و آبرفتها قرار گرفته است. در این محدوده دگرسانی لیمونیتی و آرژیلیتی رخ داده است. رگچه‌های لیمونیتی با رگچه‌های سیلیسی همراه بوده که دانه‌های پراکنده سولفید (پیریت، کالکوپیریت، گالن و اسفالریت) در آنها قابل مشاهده است. مقداری برش ولکانیکی نیز در محدوده دیده می‌شود. روند آلتراسیونها در منطقه در امتداد ۳۳۰ درجه در ولکانیکها قابل مشاهده است.	بررسی صحراوی	
	محدوده A28 (دید به سمت شمال غرب) : زونهای لیمونیتی و آرژیلیتی همراه با برش‌های ولکانیکی	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A29
3591242 N	680018 E	یک زون دایره ای با مغناطیس پایین که توسط خطواره هایی با امتداد تقریبی N30W محصور شده است.
		افزایش نسبی توریوم در جنوب محدوده و نیز افزایش نسبی از هر سه عنصر رادیومتری در بقیه محدوده قابل تشخیص است.
		یک زون دایره ای با مقاومت بالا در مرکز بطوریکه در حاشیه ها از مقاومت آن کاسته می شود. قطر تقریبی این زون دایره شکل در حدود ۷۰۰ متر می باشد.
		در این محدوده در سنگهای اندریتی و توف آندزیتی رگچه های موازی لیمونیتی - کربناتی - سیلیسی مشاهده می گردد. مقداری سولفید ریز دانه بصورت پراکنده در متن سنگ مشاهده است. گسلهایی با روند شرقی - غربی و شمال غربی - جنوب شرقی نی زدر محدوده قابل مشاهده است.
		 <p>محدوده A29 (دید به سمت شمال)</p>



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت A30
3562523 N	730221 E	علائم مغناطیس
این محدوده دربرگیرنده بخشی از یک خطواره به طول تقریبی ۵ کیلومتر و با مغناطیس بالا که امتداد تقریبی آن N30W است، می‌باشد که در حاشیه‌ها مغناطیس آن کاهش یافته است.	افزایش نسبی پتانسیم در امتداد خطواره اشاره شده در نقشه مغناطیس قابل تشخیص است.	علائم رادیومتری
در امتداد همان خطواره اشاره شده در نقشه مغناطیس، مقاومت نیز افزایش یافته است منتهی بصورت منقطع می‌باشد.	در امتداد همان خطواره اشاره شده در نقشه مغناطیس، مقاومت نیز افزایش یافته است منتهی بصورت منقطع می‌باشد.	علائم الکترومغناطیس
این محدوده در حاشیه جنوبی کمربند ولکانیکی و در جنوب شرق محدوده برداشت قرار گرفته است. واحدهای دیابازی و آندزیتی در این محدوده رخمنون داشته و مورفولوژی محدوده کم ارتفاع و بصورت تپه ماهور می‌باشد. دگرسانی خاصی در این محدوده مشاهده نمی‌شود.		بررسی صحراوی



بلوک : B

Y_UTM	X_UTM	تارگت B1
3519085 N	689353 E	یک زون خطی مغناطیسی پایین با آزیموت تقریبی ۴۵ درجه که در حاشیه آنومالی حلقوی شکل بر روی محدوده معدن قلعه زری قرار گرفته است.
		علائم مغناطیسی
		در محدوده آنومالی شاخصی مشاهده نمی شود ولی زمینه محدوده مقادیر بالا از سه عنصر را نشان می دهد.
		علائم رادیومتری
		محدوده بر روی ناحیه با مقاومت بالا که احتمالاً ناشی از لیتولوژی محدوده است قرار گرفته است.
		علائم الکترومغناطیسی
		این محدوده در نزدیکی معدن مس قلعه زری و در جنوب شرقی محدوده معدن قرار دارد که بر روی نقشه زمین‌شناسی (برگه بصیران) با ان迪س‌های طلا و مس نشان داده شده است. در این محدوده واحدهای ولکانیکی آندزیتی، آندزیت پورفیری به رنگ تیره و نیز لیسونیت به رنگ زرد نارنجی رخنمون دارند. این واحدها بصورت سکانس لیسونیت در زیر و آندزیت در بالا قرار داشته و آندزیتهاي پيروكسن- كلريت دار (?) نيز در آنها رخنمون دارند. در لیسونیتها رگچه‌های سیلیسی و کربنات مشاهده می‌گردد که در بعضی نقاط سنگ کاملاً سیلیسی شده است. بلورهای کوبیک پیریت در لیسونیتهاي سیلیسی مشاهده می‌گردد. در لیسونیتها مقداری ژاسپروئید وجود دارد که مقداری پیریت و کالک‌کوبیت در آن قابل رؤیت می‌باشند.
		
		محدوده B1 : رخنمون لیسونیتها (دید به سمت جنوب)



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B2
3518199 N	692133 E	علائم مغناطیس
در حاشیه یک زون غنی از اورانیوم قرار گرفته است که منطبق باً کنタکت لیتولوژیکی می باشد.		علائم رادیومتری
یک زون با مقاومت پایین که در حاشیه یک زون با مقاومت بالاتر ناشی از لیتولوژی قرار گرفته است.		علائم الکترومغناطیس
در این محدوده واحدهای آندزیتی رخنمون داشته و بیشتر محدوده دارای توپوگرافی هموار و مسطح است و واحدهای آندزیتی بصورت تپه ماهور دیده می شود. در راستای گسلهای شمالی - جنوبی واحدهای لیسونیتی رخنمون دارند. در این رخنمون ها اثرات سولفید زایی مانند لیونیتها نزدیک معدن دیده نمی شود.		بررسی صحرا



محدوده B2 : رخنمون لیسونیت در امتداد گسل (دید به سمت شمال)



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B3
3515610 N	686161 E	علائم مغناطیس
در امتداد یک خطواره مغناطیسی با روند تقریباً شرقی- غربی و در حاشیه یک زون مغناطیس بالا که احتمالاً کن tact یک واحد مغناطیسی است قرار گرفته است.	پاسخ رادیومتری شاخصی دیده نمی‌شود ولی بطور نسبی غنی شدگی از پتاسیم و نیز توریم و اورانیوم دیده می‌شود.	علائم رادیومتری
محدوده در یک زون با مقاومت نسبی پایین قرار گرفته است.	محدوده در یک زون با مقاومت نسبی پایین قرار گرفته است.	علائم الکترومغناطیس
در این محدوده واحدهای آندزیتی، توفی آلتره شده به رنگ روشن دیده می‌شود. رگچه‌های سیلیس و کربنات نیز بطور پراکنده در این واحدها دیده می‌شود. واحدهای توفی بصورت رسی و لیمونیتی و کمی هماتیتی اکسید شده‌اند. این محدوده در نزدیکی محدوده چاه شلغمی قرار گرفته است. گسلهای متقطع با روند شمالی، شمال غربی در محدوده قابل رویت است.		بررسی صحراوی
	محدوده B3 دیده به سمت شمال	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B4
3514363 N	686695 E	علائم مغناطیس
در این زون غنی شدگی نسبت به توریم و اورانیوم دیده می‌شود.	علائم رادیومتری	
در حاشیه یک زون با مقاومت بالا دیده می‌شود که این تغییر مقاومت بر روی یک نوع لیتولوژی زمین شناسی قرار دارد.	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده مشابه محدوده B3 می‌باشد. توپوگرافی محدوده نیز هموار و تپه ماهور است. واحدهای توفی، آندزیتی-داسیتی (?) دگرسان شده و اثرات لیمونیتی و هماتیتی شدن در این واحدها بویژه در راستای گسلها دیده می‌شود.	بررسی صحرایی	
	محدوده B4 : زونهای لیمونیتی و هماتیتی بر روی زونهای گسله (دید به سمت شرق)	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B5
3520153 N	690882 E	یک زون خطی مغناطیسی پایین که در حاشیه یا کن tact یک زون مغناطیسی بالا قرار گرفته است.
		پاسخ رادیومتری شاخصی در آن دیده نمی‌شود.
		بر روی یک زون با مقاومت بالا که احتمالاً ناشی از لیتولوژی است قرار دارد.
		این محدوده در حدود ۱ کیلومتری شمال شرق معدن قلعه زری قرار دارد. توپوگرافی محدوده هموار و بصورت تپه ماهور است. محدوده پوشیده از آبرفت‌های کواترنر است و اثر دگرسانی و یا گسلش در سطح قابل مشاهده نیست.
		 <p>محدوده B5 : دید به سمت شمال شرق</p>



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B6
3516200 N	684000 E	علائم مغناطیسی
در حاشیه یک زون غنی از اورانیوم و اورانیوم-توریم قرار گرفته است که احتمالاً یک غنی‌شدگی در یک واحد سنگی است.	علائم رادیومتری	
در حاشیه یک زون با مقاومت نسبی بالا تا متوسط قرار دارد.	علائم الکترومغناطیسی	
در این محدوده واحدهای داسیتی- آندزیتی در دامنه ارتفاعات قرار دارد که واحدها هوازده و رسی شده است. داسیتهای هوازده و بلورهای کوارتز آنها بصورت متخلخل قابل مشاهده است. مقدار کمی اثرات لیمونیتی و هماتیتی شدن نیز در بر روی واحدها تشکیل شده است.	بررسی صحرایی	
	محدوده B6 دید به سمت جنوب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B7
3516965 N	685038 E	علائم مغناطیس
در یک زون با شدت میدان متوسط و تغییرات بسیار هموار مغناطیسی قرار گرفته است.		علائم رادیومتری
در یک زون غنی از اورانیوم و توریم قرار گرفته است که احتمالاً مربوط به یک نوع لیتلولوژی خاص (داسیتهاهی ائوسن) می‌باشد.		علائم الکترومغناطیس
مقاومت در این محدوده متوسط است و در حاشیه یک زون با مقاومت بالا قرار گرفته است.		بررسی صحراوی
این محدوده نیز در نزدیکی محدوده B6 قرار داشته و واحدهای داسیتی به رنگ روشن تا خاکستری که هوازده شده آند رخنمون دارند. در این واحدها نیز اثرات لیمونیتی و هماتیتی و نیز سیلیس متخلخل بوجود آمده است. مقداری برش ولکانیکی نیز در محدوده رخنمون دارد.		
	محدوده 7 بود به سمت شرق	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B8
3508131 N	696695 E	در یک زون با شدت میدان متوسط و تغییرات نسبتاً هموار دیده می‌شود که در حاشیه آن یک آنومالی کوچک شدت بالا قرار دارد.
		علائم مغناطیس
		پاسخ رادیومتری شاخص دیده نمی‌شود ولی زمینه پرتوزایی نسبتاً بالا از سه عنصر نشان می‌دهد.
		علائم رادیومتری
		در یک محدوده با مقاومت نسبتاً متغیر که احتمالاً ناشی از لیتولوژی است دیده می‌شود.
		علائم الکترومغناطیس
		در این محدوده واحدهای گرانیتی در مجاورت دیوریتها رخنمون دارند. سطح گرانیتها هوازده شده و در بعضی قسمتها رس تشکیل شده است. توپوگرافی در این محدوده همowa بوده و بر روی واحدهای نفوذی بصورت تپه ماهور مشاهده می‌شود.
		بررسی صحراوی
		
		محدوده B8 رخنمون واحدهای گرانیتی و دیوریتی دید به سمت غرب



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B9
3510419 N	698867 E	عالائم مغناطیس
پرتوزایی در این محدوده پایین است و تنها کمی پرتوزایی اورانیوم قابل تشخیص است.	عالائم رادیومتری	
در این محدوده تغییرات مقاومت از متوسط تا بالا دیده می‌شود که احتمالاً متأثر از ناهمگنی لیتولوژی است.	عالائم الکترومغناطیس	
در این محدوده واحدهای ضخیم آهکی به حالت افقی بر روی واحدهای بازالتی - داسیتی قرار گرفته است. واحدهای بازالتی - داسیتی به رنگ خاکستری تا تیره قابل مشاهده است. آهکها ضخامت بین ۲۰ تا ۴۰ متر مشاهده می‌شود. در مجاورت یا کنタکت آهک و واحدهای ولکانیکی کمی اثر دگرگونی کمی در آهکها دیده می‌شود. رخمنوهای کوچکی بصورت رگه و رگجه از لیمونیت و هماتیت در درزهای گسلها و گسلها رخمنون دارد.	بررسی صحرایی	
	محدوده B9 : رگجه هماتیتی - لیمونیتی غنی از آنتیموان	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B10
3514378 N	697032 E	علائم مغناطیس
تحییرات میدان در این محدوده بسیار هموار و شدت میدان در حد متوسط است.	محدوده در زون با پرتوزایی پایین قرار گرفته است.	علائم رادیومتری
مقاومت در محدوده در حد متوسط تا بالاست .	مقاومت در محدوده واحدهای ضخیم آهکی رخمنون دارند که اثرات چین خوردگی در آنها مشهود است که به نظر می‌رسد در اثر یک نفوذی بزرگ در زیر آن ایجاد شده است. اثرات لایه‌بندی بصورت پوست پیازی در واحدها قابل مشاهده است. واحدهای کنگلومرایی نشوزن نیز در محدوده رخمنون دارند.	علائم الکترومغناطیس
در این محدوده واحدهای ضخیم آهکی رخمنون دارند که اثرات چین خوردگی در آنها مشهود است که به نظر می‌رسد در اثر یک نفوذی بزرگ در زیر آن ایجاد شده است. اثرات لایه‌بندی بصورت پوست پیازی در واحدها قابل مشاهده است. واحدهای کنگلومرایی نشوزن نیز در محدوده رخمنون دارند.		بررسی صحراوی
محدوده B10 : واحدهای آهکی چین خورده دید به سمت شمال		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B11
3520972 N	685781 E	علائم مغناطیس
شدت میدان در محدوده متغیر بوده و در حد متوسط تا بالا می‌باشد که بر روی یک نوع لیتلولوژی زمین‌شناسی (بازالت) قرار گرفته است.	پرتوزایی در زمینه این محدوده به شدت بالاست.	علائم رادیومتری
مقاومت در این محدوده در امتداد لیتلولوژی بالا و متغیر است	بررسی صحرایی	علائم الکترومغناطیس
این محدوده در حدود سه کیلومتری جنوب غرب روستای قلعه زری واقع شده است. واحدهای آندزیتی، آندزیت پورفیری و توف آندزیتی رخنمون دارند. در این محدوده توپل استخراجی معدن قرار گرفته است. کانه‌های کالکوپیریت همراه با سیلیس و مگنتیت از این توپل استخراج می‌شود. وجود مگنتیت همراه با کانه‌ها وجود Inphase منفی در داده‌ها را توجیه می‌کند. رگه‌های سیلیسی در امتداد گسلها رخ داده است که ضخامت آنها تا ۲ متر نیز می‌رسد. امتداد گسلها بیشتر جنوب شرقی - شمال غربی و شرقی - غربی است. همراه با رگه‌ها برشهای هیدرولیکی نیز که قطعات سیلیس در ماتریکس لیمونیتی آن وجود دارد رخنمون دارند.	محدوده B11 دید به سمت غرب	





گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B12
3528834 N	690944 E	علائم مغناطیس
آنومالیهای خطی شدت بالای مغناطیسی که به موازات یکدیگر در امتداد شمالی - جنوبی قرار گرفته‌اند که در آنها روندهای خطی مربوط به ساختارهای موجود در محدوده است.		علائم رادیومتری
پاسخ رادیومتری خاصی در محدوده مشاهده نمی‌شود و تنها پرتوزایی بالا در زمینه محدوده دیده می‌شود.		علائم الکترومغناطیس
مقاومت در محدوده بالاست که این امر ناشی از همگن بودن لیتوژوئی موجود در محدوده است.		بررسی صحراوی
توپوگرافی محدوده شدید و ناهموار است. واحدهای موجود در آندزیت پورفیری به رنگ تیره است. اثر گسلها بر روی واحدها و تارتفعات مشاهده می‌گردد. آندزیتها دارای شکستگیهای فراوان است که بعضاً با کربنات پر شده و ضخامت بعضی از رگه‌های کربناته به ۱۰ سانتی‌متر می‌رسد.		
	محدوده B12 دید به سمت غرب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B13
3530643 N	695640 E	عالائم مغناطیس
یک زون شدت پایین مغناطیسی در حاشیه یک زون خطی شدت بالای مغناطیسی دارای انقطاع قرار گرفته است که این انقطع‌ها ناشی از عوامل ساختاری است.	پاسخ رادیومتری خاصی در محدوده مشاهده نمی‌گردد.	عالائم رادیومتری
مقاومت در این محدوده پایین بوده و در انتهای جنوب غرب یک زون با مقاومت پایین خطی با آزمود حدود ۱۴۰ درجه قرار گرفته است.	عالائم الکترومغناطیس	
این محدوده به علت وجود Inphase منفی مورد بررسی قرار گرفت . تپوگرافی محدوده بر جسته بوده و واحدهای ولکانیکی آندزیتی - آندزیت بازالتی در این محدوده رخنمون دارند. شکستگیهای موجود در این واحدها بعضاً با کربنات پر شده‌اند. اثر گسلش در جهت شمال غرب - جنوب شرق قابل مشاهده است.	بررسی صحراوی	
	حدوده B13 دید به سمت شمال غرب	



Y_UTM	X_UTM	تارگت B14
3536459 N	690768 E	علائم مغناطیس
محدوده در حاشیه کن tact دو واحد مغناطیسی با شدت بالا و شدت متوسط تا پایین که بافت متفاوت نیز دارند قرار گرفته است.		علائم رادیومتری
محدوده در حاشیه یک زون با پرتوزایی بالا غنی شدگی نسبت به پتاسیم و توریم قبل مشاهده است قرار گرفته است.		علائم الکترومغناطیس
مقاومت در محدوده بدلیل رخمنون لیتلولوژی بالاست ولی یک زون با مقاومت پایین‌تر بصورت خطی با روند شمالی-جنوبی در امتداد کن tact مغناطیسی قابل مشاهده است.		بررسی صحراوی
این محدوده به دلیل شرایط توپوگرافی شدید و کوهستانی غیر قابل دسترس می‌باشد. بر اساس اطلاعات نقشه زمین‌شناسی و تصویر ماهواره این محدوده در مجاورت یک توده گرانیتی فلزیک قرار گرفته است. این محدوده به دلیل شدت بالای پتاسیم وجود احتمالی زون آتراسیون انتخاب گردید که بدلیل عدم دسترسی به محدوده در این مورد نمی‌توان اظهار نظر نمود.		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B15
3534461 N	684318 E	علائم مغناطیس
محدوده بر روی یک کنタکت مغناطیسی قرار گرفته است که با کنタکت زمین‌شناسی نیز تطابق دارد. شدت میدان در محل کنタکت پایین است.	علائم رادیومتری	
محدوده در مرز بین یک زون با مقاومت بالا و یک زون با مقاومت متوسط تا پایین قرار گرفته است.	علائم الکترومغناطیس	
در این محدوده واحدهای دیوریتی تا گرانو دیوریتی رخنمون دارند. اثر هوازدگی و نیز رگچه‌های کوچک سیلیسی - کربناته - لیمونیتی در واحدها دیده می‌شود .	بررسی صحراوی	
	محدوده B15 دید به سمت جنوب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B16
3544224 N	704278 E	علائم مغناطیس
محدوده در محل چرخش آنومالیهای مغناطیسی و تغییر روند با آزمیوت 30° درجه به 60° درجه قرار گرفته است که در آن کاهش میدان مغناطیس در یک زون تقریباً دایره‌ای شکا با قطر تقریبی $2/5$ کیلومتر رخ داده است.	در این محدوده بدلیل پوشش آبرفتی پاسخ رادیومتری شاخصی قابل شناسایی نیست.	علائم رادیومتری
در این محدوده یک زون گسترده با رسانایی بالا که قطر تقریبی آن حدود $2/4$ کیلومتر می‌باشد بطور شاخص نمایان است که با زون مغناطیس پایین تطابق دارد. به نظر می‌رسد که ساختارهایی با آزمیوت حدود 40° درجه این محدوده را قطع می‌کند که رساناهای منفرد الکترومغناطیس در امتداد آنها ایجاد شده است.	در این محدوده یک زون گسترده با رسانایی بالا که قطر تقریبی آن حدود $2/4$ کیلومتر می‌باشد بطور شاخص نمایان است که با زون مغناطیس پایین تطابق دارد. به نظر می‌رسد که ساختارهایی با آزمیوت حدود 40° درجه این محدوده را قطع می‌کند که رساناهای منفرد الکترومغناطیس در امتداد آنها ایجاد شده است.	علائم الکترومغناطیس
محدوده بطور کلی پوشیده از آبرفت می‌باشد و رخنمون واحد سنگی در آن دیده نمی‌شود.	بررسی صحرایی	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B17
3538724 N	708896 E	علائم مغناطیس
در محدوده که تغییرات در میدان و بافت آنومالیها زیاد است که در حاشیه یک کنتاکت مغناطیسی ناشی از لیتلولوژی با شدت مغناطیسی بالا و لیتلولوژی با شدت متوسط تا پایین قرار گرفته است.	علائم رادیومتری	
پرتوزایی بالا در زمینه‌ای با پرتوزایی نامشخص دیده می‌شود که ناشی از لیتلولوژی فلزیک در محدوده است.	علائم الکترومغناطیس	
محدوده دارای مقاومت نسبی بالا می‌باشد که در حاشیه زونهای خطی مغناطیسی پایین قرار گرفته است.	بررسی صحراوی	
این محدوده بدلیل ناهنجاری بالای رادیومتری بر روی توده‌های نفوذی فلزیک و احتمال کانی سازی مرتبط انتخاب گردید که در آن واحدهای دیوریتی رخمنون دارند ولی اثرات سطحی قابل توجهی مشاهده نگردید.		
محدوده B17 دید به سمت جنوب		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B18
3538892 N	715161 E	علائم مغناطیس
در این محدوده آنومالی مغناطیسی تقریباً حلقوی شکل که در مرکز شدت پایین و در حاشیه شدت بالا دارد قابل مشاهده است که احتمالاً ناشی از یک توده نفوذی می باشد. قطر تقریبی این آنومالی حلقوی حدود ۲/۳ کیلومتر است.	در محدوده بدلیل پوشش آبرفتی پاسخ رادیومتری شاخصی قابل تشخیص نیست.	علائم رادیومتری
در بخش‌های دارای رخنمون در شمال و غرب این محدوده مقاومت بالاست ولی در بخش‌های آبرفتی به سمت شرق رسانایی افزایش می یابد که زونهای با رسانایی بالاتر با آنومالی حلقوی مغناطیسی بالا تطابق دارد.	بطور عمدۀ محدوده پوشیده از آبرفت می باشد و در بخش‌های شمالی آن واحدهای آهکی و در جنوب محدوده بیشتر واحدهای کنگلومرایی رخنمون دارند. با توجه به وجود توده نفوذی در این محدوده وجود واحدهای آهکی احتمال تشکیل کانی‌سازی اسکارن و نیز پورفیری محتمل به نظر می‌رسد.	بررسی صحرایی

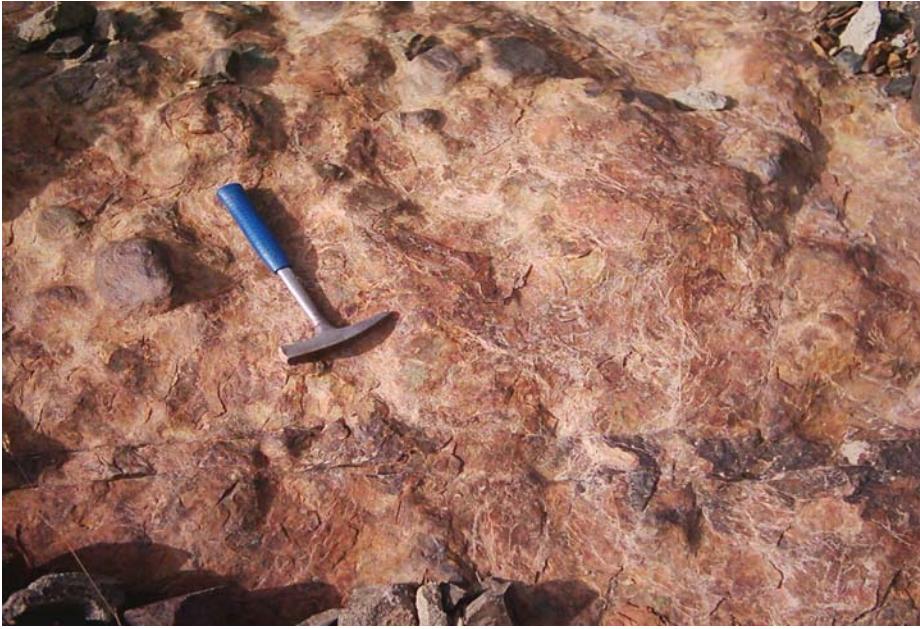


گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B19
3508943 N	692554 E	علائم مغناطیس
این محدوده در داخل یک آنومالی بزرگ مغناطیسی با شدت نسبتاً بالا که در مرکز دارای شدت پایین مغناطیسی می‌باشد قرار گرفته است ولی تغییرات میدان در این محدوده زیاد است.	پرتوزایی در محدوده بسیار بالاست که در زمینه‌ای با پرتوزایی نامشخص قرار گرفته و ناشی از پرتوزایی بالا ناشی از لیتولوژی فلزیک در محدوده است.	علائم رادیومتری
محدوده در ناحیه‌ای با مقاومت بالا قرار گرفته است که در آن تغییرات کمی که ظاهراً ناشی از مواد رسی و آبرفتی است وجود دارد.	این محدوده در بخش شرقی واحد گرانیتی واقع در جنوب غرب روستای بیشه قرار گرفته است. گرانیتها در سطح هوازده شده‌اند و اثر گسلش در امتداد شرقی – غربی قابل مشاهده است.	بررسی صحراي
	محدوده B19 دید به سمت شمال غرب	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B20
3507728 N	693800 E	علائم مغناطیس
محدوده در حاشیه یک آنومالی حلقوی شکل شدت بالای مغناطیسی قرار گرفته است که در مرکز آن شدت میدان کاهش پیدا می‌کند.		علائم رادیومتری
مقاومت در منطقه بدلیل رخنمون لیتولوژیکی بالاست.		علائم الکترومغناطیس
در این محدوده یک واحد گرانیتی با رخنمون کمتر نسبت به محدوده B19 در واحدهای آندزیتی دیده می‌شود. در محدوده کنタکت گرانیت و آندزیت برشهای ولکانیکی یا هیدرورتمال (؟) که قطعات آندزیتی در ماتریکس ریز دانه قرار گرفته است قابل مشاهده است. در این برشها قطعات لیمونیتی با ساخت پوست پیازی یافت می‌شود. همچنین رگه‌های تراورتن با ضخامت حدود ۳۰ سانتیمتر در مجاورت برشها قرار گرفته است.	بررسی صحرایی	
	محدوده B20 : برشهای ولکانیکی - هیدرورتمال لیمونیتی شده	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B21
3516230 N	693160 E	علائم مغناطیس
شدت میدان در این محدوده متوسط و تغییرات آن هموار است و در مجاورت کنタکت یک حوضه مغناطیسی قرار گرفته است.	علائم رادیومتری	
بطور کلی پرتوزایی در محدوده پایین است و تنها در آن غنی شدگی نسبی از اورانیوم قابل مشاهده است.	علائم الکترومغناطیس	
این محدوده بصورت یک زون مقاوم دایره‌ای شکل که ناشی از رخنمون لیتولوژی در محدوده است مشخص می‌باشد.	بررسی صحراوی	
در این محدوده واحدهای آهکی، ماسه سنگی و توفی (؟) ضخیم لایه بصورت شیبدار با امتداد شمال شرق و شیب به سمت شمال غرب دیده می‌شود. ساختار کلی در محدوده احتمال وجود یک توode نفوذی بزرگ ر زیر این واحدها را نشان می‌دهد. در راستای گسلی با با امتداد حدود $S45^{\circ}E$ رگه‌های برشی و کلسیتی شده در واحدهای ماسه سنگی و آهکی رخنمون دارد که همراه با لیمونیت و هماتیت می‌باشد. لایه‌های ضخیم تراویر تن گل کلمی (قلوه‌ای) با ضخامت حدود ۳۰ سانتیمتر تا ۱ متر در امتداد گسل رخنمون دارد.		
	محدوده B21 : رگه‌های لیمونیتی - هماتیتی در برش	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B22
3515175 N	689600 E	
شدت میدان در محدوده بطور عمومی بالاست که ناشی از لیتولوژی مغناطیسی است ولی در آن تغییرات و بلفت محیط ولکانیکی شاخص است. محدوده در مجاورت زونهای با مغناطیس پایین قرار گرفته است.	علائم مغناطیس	
پاسخ رادیومتری شاخصی در محدوده وجود ندارد و تنها کمی غنی شدگی نسبت به پتانسیم قابل مشاهده است.	علائم رادیومتری	
این محدوده بر روی یک زون مقاوم گستردۀ قرار گرفته است که متأثر از لیتولوژی محدوده است.	علائم الکترومغناطیس	
در این محدوده که بر روی توپوگرافی برجسته قرار گرفته است واحدهای آندزیت بازالتی و دیوریتی رخمنون دارند. در این محدوده اثرات لیمونیتی و هماتیتی شدن در سنگها دیده می‌شود. در بعضی قسمتها سنگها رسی شده‌اند که به نظر می‌رسد در اثر اکسیداسیون ذرات پیریت موجود در سنگها و تولید اسید و دگرسان شدن سنگ بوجود آمده است.	بررسی صحرایی	
	محدوده B22 : اثرات لیمونیتی در سنگهای پیریت‌دار	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B23
3526424 N	703904 E	یک آنومالی مغناطیسی دایره‌ای شکل با شدت متوسط تا بالا در این بخش دیده می‌شود که احتمالاً در امتداد یک خطواره مغناطیسی با امتداد آزیموت 30° درجه در ارتباط می‌باشد. به نظر می‌رسد این آنومالی مربوط به یک توده نفوذی باشد. قطر تقریبی این آنومالی حدود 350 متر می‌باشد.
		علائم مغناطیس
		پرتوزایی در کل محدوده پایین و نامشخص می‌باشد که ناشی از پوشش آبرفتی و نوع لیتولوژی موجود در محدوده است.
		علائم رادیومتری
		در این محدوده یک انقطع نسبی در زون مقاومت بالای موجود در محدوده مشاهده می‌گردد که احتمالاً ناشی از اثر آلتراسیون بر روی مقاومت سنگها می‌باشد.
		علائم الکترومغناطیس
		در محدوده مورد نظر واحدهای آهکی و آندزیت بازالتی رخنمون دارند. با توجه به وجود واحدهای آهکی و توده نفوذی در عمق احتمال کانی سازی نوع اسکارن محتمل به نظر می‌رسد.
		بررسی صحرایی



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت
3550445 N	692160 E	B24
محدوده بر روی یک زون با شدت پایین مغناطیسی قرار گرفته است که آزیموت امتداد آن حدود ۳۰ درجه بوده و توسط یک خطواره شمالی-جنوبی قطع می‌شود.		علائم مغناطیس
زمینه محدوده دارای پرتوزایی نامشخص است که ناشی از پوشش آبرفتی غالب در محدوده می‌باشد.		علائم رادیومتری
این محدوده در یک زون گستردگی با مقاومت پایین قرار گرفته است که در آن آنومالیهای منفرد الکترومغناطیس با روند و خطواره مغناطیسی تطابق داشته و رسانایی آنها قابل توجه است.		علائم الکترومغناطیس
در این محدوده کنタکت لیسونیتها و آندزیت بازالتها مشاهده می‌شود که گسله است. توپوگرافی محدوده تقریباً هموار بوده و کفه‌های رسی در محدوده قابل مشاهده است		بررسی صحراوی
محدوده B24 : کنタکت لیسونیتها و آندزیت بازالتها و کفه‌های رسی		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

تارگت B25	X_UTM 695761 E	Y_UTM 3552143 N	علائم مغناطیسی
علائم رادیومتری	بدلیل پوشش غالب آبرفتی در این محدوده پاسخ رادیومتری شاخصی دیده نمی‌شود و تنها بر روی بخشی از واحدهای آندزیتی- بازالتی غنی شدگی نسبی از توریم و اورانیوم دیده می‌شود.		
الکترومغناطیس	این محدوده در یک زون گستردۀ با مقاومت پایین قرار گرفته است که در آن آنومالیهای منفرد الکترومغناطیس با روند آنومالیهای مغناطیسی تطابق دارد که رسانایی این آنومالیهای منفرد قابل توجه است.		
بررسی صحراوی	در این محدوده واحدهای آندزیتی پیروکسن دار رخمنون دارند. بیشتر محدوده پوشیده از آبرفت بوده و توپوگرافی محدوده هموار می‌باشد.		
	 محدوده B25 دید به سمت جنوب		



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B26
3553907 N	692785 E	علائم مغناطیس این محدوده بصورت یک زون با مغناطیس بسیار پایین در داخل یک زون خطی با امتداد تقریباً شمالی-جنوبی قرار گرفته است. به نظر می‌رسد که این زون شدت پایین متأثر از یک خطواره با امتداد تقریباً شرقی - غربی می‌باشد.
		علائم رادیومتری در این محدوده بعلت وجود آبرفت پاسخ رادیومتری شاخصی قابل شناسایی نیست ولی محدوده در مجاورت یک زون با پرتوزایی بالا قرار گرفته است.
		علائم الکترومغناطیس این محدوده در یک زون گستردۀ رسانا قرار گرفته است که در آن آنومالیهای منفرد الکترومغناطیس با زون شدت پایین مغناطیس تطابق دارد.
		بررسی صحراوی این محدوده در مجاورت واحدهای آندزیتی پیروکسن دار واقع شده است. در این محدوده نیز کفه‌های رسی در قسمتهای دارای توپوگرافی پست مشاهده می‌گردد. اثر گسلش مشخصی در محدوده مشاهده نمی‌شود.
		محدوده B26 دید به سمت شرق



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B27
3552524 N	708561 E	
محدوده در یک زون با مغناطیس نسبتاً بالا با تغییرات هموار قرار گرفته است و تنها یک آنومالی کوچک شدت بالا در آن قرار دارد. محدوده در نزدیکی مرز دو حوضه مغناطیسی قرار گرفته است که در حوضه جنوبی شدت و تغییرات زیاد و در حوضه شمالی که محدوده در آن قرار گرفته است تغییرات هموار است.	علائم مغناطیس	
در محدوده پرتوزایی مشخصی قابل شناسایی نیست و تنها کمی غنی شدگی نسبی از توریم در آن قابل مشاهده است.	علائم رادیومتری	
محدوده بصورت یک زون نسبتاً رسانا در یک زون با مقاومت نسبی بالاتر قرار گرفته است.	علائم الکترومغناطیس	
در این محدوده واحدهای گرانیتی به رنگ روشن و دیابازها به رنگ تیره و واحدهای ماسه سنگی به رنگ قرمز و واحدهای لیسوئنیتی به رنگ نارنجی روشن قابل تشخیص است. در ماسه سنگها رگچه‌های کوچک کوارتز در امتداد شکستگیها تشکیل شده است.	بررسی صحرایی	
	B27	



گزارش نهایی برداشت‌های ژئوفیزیک هوایی در جنوب خراسان

Y_UTM	X_UTM	تارگت B28
3536660 N	689174 E	علائم مغناطیس
محدوده بر روی یک زون گسله که بصورت یک زون با مغناطیس پایین با آزیموت ۱۷۰ درجه مشاهده می‌شود قرار گرفته است.		علائم رادیومتری
در محدوده پرتوزایی بالا از سه عنصر قابل مشاهده است که وسعت بسیار زیادی دارد و احتمالاً مربوط به نوع لیتولوژی موجود در محدوده است.		علائم الکترومغناطیس
محدوده در یک زون رسانا و در بین دو زون با مقاومت بالا قرار گرفته است. این زون رسانا و روند آن با زون گسله مغناطیس پایین تطابق دارد.		بررسی صحراوی
	Mحدوده B28 دید به سمت شرق	



جدول ۳-۱: اولویت بندی مناطق آنومالی بلوک A

NO.	TARGET ID.	X UTM	Y UTM	PRIORITY
۱	A10	۶۷۹۳۳۷	۳۵۹۳۴۰۸	۱
۲	A18	۷۱۹۸۴۰	۳۵۷۵۸۸۵	۱
۳	A20	۷۱۶۴۵۴	۳۵۸۲۰۶۸	۱
۴	A23	۷۰۲۶۲۲	۳۵۸۷۹۲۵	۱
۵	A25	۶۸۴۲۱۹	۳۵۸۵۵۸۶	۱
۶	A26	۶۹۸۱۱۸	۳۵۷۹۸۵۸	۱
۷	A27	۷۰۱۳۲۸	۳۵۷۹۳۱۶	۱
۸	A28	۶۸۶۳۹۸	۳۵۸۰۷۹۶	۱
۹	A6	۶۵۶۱۶۸	۳۵۹۱۲۳۷	۲
۱۰	A7	۶۵۸۸۷۱	۳۵۹۱۵۹۴	۲
۱۱	A9	۶۷۸۹۹۷	۳۵۹۴۷۷۰	۲
۱۲	A11	۶۶۹۶۹۲	۳۵۹۷۷۴۳	۲
۱۳	A13	۶۸۱۱۹۴	۳۵۸۶۶۶۷	۲
۱۴	A14	۶۸۱۷۹۵	۳۵۸۵۸۳۷	۲
۱۵	A15	۶۶۰۵۰۹	۳۵۸۵۶۴۲	۲
۱۶	A17	۷۱۵۲۸۲	۳۵۷۱۱۹۵	۲
۱۷	A19	۷۳۵۵۶۰	۳۵۷۲۶۱۶	۲
۱۸	A21	۷۱۴۳۱۰	۳۵۸۹۶۰۲	۲
۱۹	A29	۶۸۰۰۱۸	۳۵۹۱۲۴۲	۲
۲۰	A30	۷۳۰۲۲۱	۳۵۶۲۵۲۳	۲
۲۱	A2	۶۶۱۶۲۱	۳۵۹۴۷۱۰	۳
۲۲	A4	۶۶۹۳۳۶	۳۵۸۷۹۰۲	۳
۲۳	A5	۶۵۹۲۳۸	۳۵۹۷۰۹۳	۳
۲۴	A8	۶۶۷۹۷۵	۳۵۹۶۱۶۱	۳
۲۵	A12	۶۶۷۱۶۹	۳۵۷۸۶۷۸	۳
۲۶	A16	۶۷۸۷۸۳	۳۵۸۱۹۵۹	۳
۲۷	A22	۶۹۶۳۶۱	۳۵۹۱۱۰۲	۳
۲۸	A24	۷۰۴۵۰۱	۳۵۸۸۱۱۸	۳
۲۹	A1	۶۶۲۶۳۰	۳۵۹۳۸۳۹	۴
۳۰	A3	۶۶۳۸۲۰	۳۵۹۳۱۹۸	۴



جدول ۲-۳: اولویت بندی مناطق آنومالی بلوک B

NO.	TARGET ID.	X UTM	Y UTM	PRIORITY
۱	B18	۷۱۵۱۶۱	۳۵۳۸۸۹۲	۱
۲	B16	۷۰۴۲۷۸	۳۵۴۴۲۲۴	۱
۳	B25	۶۹۵۷۶۱	۳۵۵۲۱۴۳	۱
۴	B26	۶۹۲۷۸۵	۳۵۵۳۹۰۷	۱
۵	B23	۷۰۳۹۰۴	۳۵۲۶۴۲۴	۱
۶	B24	۶۹۲۱۶۰	۳۵۵۰۴۴۵	۱
۷	B9	۶۹۸۸۶۷	۳۵۱۰۴۱۹	۲
۸	B3	۶۸۶۱۶۱	۳۵۱۵۶۱۰	۲
۹	B4	۶۸۶۶۹۵	۳۵۱۴۳۶۳	۲
۱۰	B7	۶۸۵۰۳۸	۳۵۱۶۹۶۵	۲
۱۱	B6	۶۸۴۰۰۰	۳۵۱۶۲۰۰	۲
۱۲	B11	۶۸۵۷۸۱	۳۵۲۰۹۷۲	۲
۱۳	B10	۶۹۷۰۳۲	۳۵۱۴۳۷۸	۲
۱۴	B14	۶۹۰۷۶۸	۳۵۳۶۴۵۹	۳
۱۵	B21	۶۹۳۱۶۰	۳۵۱۶۲۳۰	۳
۱۶	B22	۶۸۹۶۰۰	۳۵۱۵۱۷۵	۳
۱۷	B2	۶۹۲۱۳۳	۳۵۱۸۱۹۹	۳
۱۸	B1	۶۸۹۳۵۳	۳۵۱۹۰۸۵	۳
۱۹	B28	۶۸۹۱۷۴	۳۵۳۶۶۶۰	۳
۲۰	B13	۶۹۵۶۴۰	۳۵۳۰۶۴۳	۴
۲۱	B15	۶۸۴۳۱۸	۳۵۳۴۴۶۱	۴
۲۲	B12	۶۹۰۹۴۴	۳۵۲۸۸۳۴	۴
۲۳	B5	۶۹۰۸۸۲	۳۵۲۰۱۵۳	۴
۲۴	B8	۶۹۶۶۹۵	۳۵۰۸۱۳۱	۴
۲۵	B17	۷۰۸۸۹۶	۳۵۳۸۷۲۴	۴
۲۶	B19	۶۹۲۵۵۴	۳۵۰۸۹۴۳	۵
۲۷	B20	۶۹۳۸۰۰	۳۵۰۷۷۲۸	۵
۲۸	B27	۷۰۸۵۶۱	۳۵۵۲۵۲۴	۵



۸-۳- نتیجه گیری:

با توجه به بررسی ها و تفسیر های انجام شده بر روی داده ها و نیز شواهد زمین شناسی و نیز اولویت بندی محدوده های بی هنجاری انجام عملیات اکتشافی بر روی محدوده های فوق الذکر ضروری به نظر می رسد. انجام بررسیهای دقیق زمین شناسی ، برداشت‌های تکمیلی ژئوفیزیک زمینی و نمونه برداریهای ژئوشیمیایی از جمله اقدامات مورد نیاز جهت تایید نهایی محدوده های ذکر شده می باشد که باید با توجه به اولویت محدوده ها و نیز ماهیت آنومالیهای مشخص شده صورت پذیرد.



منابع و مأخذ:

[1] نقشه زمین شناسی ۱:۲۵۰۰۰۰ بیرجند و ده سلم.

[2] نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ بیرجند، خوسف، مختاران و بصیران.

[3] Nabighian , M.N., 1991, Electromagnetic methods in applid Geophysics – Applications part A and B. Society of exploration geophysicist.

[4] Willocks , A. J., Haydon , S. J., Asten M. W., Moore D. H., 1999. Geophysical signatures of base metal deposits in Victoria. Australian Socity of exploration Geophysicists special publication No.11.

[5] Angeles jun, C.A., 2005, Report on the field evaluation of deposit model target at GSI geomatics south khorasan Zone, south Khorasan province, Islamic Republic of Iran.