

جمهوری اسلامی ایران
وزارت صنایع و معادن
سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور
گروه اطلاعات زمین مرجع

پروژه اکتشاف سیستماتیک در زون جبال بارز - مگسان

گزارش پردازش و تفسیر داده‌های ژئوفیزیک هوایی با استفاده از
روش مغناطیس سنجی در برگه ۱:۱۰۰،۰۰۰ خانه خاتون

مجری طرح: مهندس محمد تقی کره‌ای

مجری فنی: مهندس خزانی

توسط:

عبدالمهدی رحیمی

محمد رضا اخوان اقدم

۱۳۸۰ بهار

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
.....	فصل اول
.....	کلیات
.....	۱-۱- مقدمه
.....	۱-۲- موقعیت جغرافیایی
.....	۱-۳- خلاصه‌ای از زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه
.....	فصل دوم
.....	بررسی نتایج کاوش‌های مغناطیسی بر مبنای نقشه‌های ژئوفیزیک هوایی با مقیاس ۱:۱۰۰,۰۰۰
.....	۱-۱- بررسی نقشه شدت کل میدان مغناطیسی
.....	۱-۲- بررسی نقشه برگردان به قطب
.....	۱-۳- بررسی نقشه‌های مشتق قائم
.....	۱-۴- بررسی نقشه Analytic signal
.....	۱-۵- بررسی نقشه‌های ادامه فراسو
.....	۱-۶- بررسی ساختاری منطقه
.....	فصل سوم
.....	نتیجه‌گیری کلی و پیشنهادات

۱-۱- مقدمه :

اطلاعات مغناطیسی برای شناخت بهتر ساختارهای زمین‌شناسی و نیز آگاهی از تغییرات لیتوژئیکی در مناطق فاقد بیرون‌زدگی و ارتباط بهتر آنها در مناطقی که کمی بیرون‌زدگی وجود دارد بکار برده می‌شوند.

داده‌های مغناطیسی بدون توجه به هوازدگی سنگها اطلاعات مهمی را در مورد محل گسلها که محیط مناسب برای حرکت محلولهای کانی‌ساز هستند، می‌دهند. به کمک این داده‌ها می‌توان موقعیت و چگونگی گسترش توده‌های نفوذی مدفون را بهتر و دقیق‌تر مشخص نمود و نیز ساختارهای زمین‌شناسی که با دید مستقیم یا عکس هوایی قابل رویت نیستند، تعیین نمود. در گزارش حاضر با بکارگیری انواع روش‌های ژئوفیزیک هوایی، به شناسایی اقسام مختلف عوارض زمینی و حل برخی ابهامات زمین‌شناسی و همچنین به پی‌جوئی مواد معدنی پرداخته خواهد شد.

در فصل اول مروری کوتاه بر زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه خواهیم داشت و ضمن بررسی کامل چینه‌شناسی و سنگ‌شناسی منطقه مورد مطالعه بطور خلاصه تکتونیک و زمین‌شناسی اقتصادی آن را نیز تا حدودی مورد بررسی قرار خواهیم داد در فصل دوم با در دست داشتن اطلاعات مغناطیس هوایی و بکارگیری تکنیکهای نوین پردازش اطلاعات، به تعیین شکستگیها و گسلهای بزرگ ناحیه‌ای و عمدتاً عمیق می‌پردازیم.

در فصل سوم ضمن معرفی توده‌های نفوذی نیمه عمیق که نقشه عمداتی در انواع کانی‌سازی هیدروترمال دارند مناطق امیدبخش و پرپتانسیل جهت کار دقیق مشخص شده‌اند.

۱-۲- موقعیت جغرافیایی منطقه :

منطقه مورد مطالعه در محدوده‌ای از طول جغرافیایی $۵۷^{\circ}۳۰'$ تا $۵۸^{\circ}۲۹'$ و عرض جغرافیایی $۲۹^{\circ}۳۰'$ قرار دارد. منطقه مورد مطالعه به دو تیپ مرغولوژیکی محدود می‌گردد. در قسمت

جنوب شرقی منطقه، کوه خانه خاتون قرار دارد و در قسمتهای مرکزی و جنوبی و شمال غرب منطقه بلندی ارتفاعات به ۳۰۰۰ تا ۲۵۰۰ متر می‌رسد. بلندترین کوهها در دیگر قسمتها عبارت از کوه گوار، کوه حسین و کوه مادان می‌باشند. سروستان بزرگ مابین ایندو ناحیه بصورت فرا افتادگی وجود دارد که ارتفاع آن به ۲۰۰۰ تا ۱۵۰۰ متر می‌رسد. شبکه زهکشی در منطقه نسبتاً متراکم می‌باشد. در قسمتهای مرکز و شمال ناحیه شبکه زهکشی بطرف فرا افتادگی سروستان می‌باشد که رودخانه‌های ته رود و ده بکری مهمترین رودخانه‌های منطقه می‌باشند. در قسمت جنوب غربی منطقه شبکه زهکشی به طرف دشت جیرفت می‌باشد که رودهای داروا و روگاوی از رودهای مهم منطقه می‌باشند. مناطق فرو رفته بزرگ در منطقه مورد مطالعه شامل خانه خاتون، سروستان، گوار، سربیزان و ده بکری می‌باشند. دو جاده درجه یک آسفالت نشده (کرمان - بم و دارزین - سبزواران) از جاده‌های مهم موجود در منطقه می‌باشند.

۱-۳- خلاصه‌ای از زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه:

قدیمی‌ترین سنگها در منطقه مورد مطالعه در کناره دره داروا اقرار دارند که شامل ماسه سنگ دگرگون شده، فیلیت، شیسته‌ای آرژیلی و کالک شیسته‌ای دارای فسیل می‌باشند. سن این سنگها، احتمالاً تریاس می‌باشند که در ژوراسیک میانی (?) مشابه تشکیلات هوجردک می‌باشند و به نظر می‌رسد در قسمت لبه غربی کوه خانه خاتون واقع شده باشند. پی آن تشکیل نشده و لایه‌های فوقانی بوسیله گسل جدا شده‌اند که ممکن است نشانه‌ای از یک ناپیوستگی تکتونیکی باشند. پائین‌ترین قسمت برون‌زدگی از ماسه سنگهای خاکستری که به سمت لایه‌های افقی متخلخل بالایی و میکریت‌های تیره امتداد دارد. تشکیل شده است. و ضخامت قابل مشاهده این قسمتها حدود 450 متر می‌باشد. شیلهای کشف شده فقط شامل خرده‌های کوچک از پلسی پودها (آسترها) هستند.

در قسمت شرقی ده بکری یک توالی سنگ آهکی به ضخامت 600 تا 700 متر در کن tact است.

تکتونیکی با سنگهای مجاور تشکیل شده است که شامل دو قسمت می‌باشد در قسمت زیرین شامل میکرایتهای با لایه‌بندی خوب، میکرایتهای ماسه‌ای با ضخامت‌های کم سیلت استونی، مارن و مارنهای ماسه‌سنگی می‌باشد و در قسمتهای بالایی شامل میکرایتهای ماسه‌ای لایه نازک با کالک آرنایتهای ماسه‌ای می‌باشد. گلوبوترونکانا، کونیکا، تریکاریناتا، پیتونلا و اشکال دورهٔ سینورین میانی و فوقانی در وسط این تشکیلات یافت شده‌اند. سنگهایی با سن ژوراسیک در قسمتی شمال شرقی خانهٔ خاتون بوسیلهٔ کمپلکس نازک سنگهای آهکی سینونین دنبال می‌شوند که با کنگلومراهای کرمان تطابق دارند. در پائین‌ترین قسمت این واحد برونزدگی شامل بایومیکرایتهای خاکستری و میکرایتهایی که گهگاه با چرتها قرمزرنگ و دولومیتهای زرد رنگ و مقداری بایواسپاریت در قسمتهای فوقانی همراه می‌باشند، هستند.

سنگهای آهکی بصورت معمولی وجود دارند. در سابتونین فوقانی و ماستریشتین، فوناهای یافت شده شامل هیپوریتها (واکینیت) کارنووکیوم و سایر اشکال می‌باشد. یک افق بایومیکریت خاکستری روشن تا متوسط، بالزهای کمیاب با چرتها قهوه‌ای مایل به قرمز لایه نازک، و لایه‌های کم ضخامت دولومیت و کنگلومراهای آهکی دنبال می‌شود. فوناهای باقیمانده یک دگرگونی را از خود نشان می‌دهد (سیدرولیت و ...). واحد بعدی شامل میکرایتهای لایه نازک، بایومیکرایتها و به مقدار کمتری اسپاریت‌هایی که آلتره شده‌اند همراه با مقداری مارنهای خاکستری لایه‌نازک و گهگاه با چرتها قرمز مایل به قهوه‌ای همراه می‌باشند. ضخامت این واحد تقریباً ۱۳۰ متر است. آنها توسط توده‌های بایواسپاریت و بایومیکریت دنبال می‌شوند که حدوداً ۱۸۵ متر ضخامت دارند. یک واحد مارنی واحد فسیل با سنگهای آهکی وابسته به آن، ماسه‌سنگهای کوارتزی و لایه‌های واحد میکرایتهای خاکستری و کنگلومرا و توربیدیتها در قسمت فوقانی با ارتفاع ۳۵۰ متر وجود دارند. واحدهای ماسه‌سنگی با لایه‌های واحد و میکرایتهای خاکستری تیره و کنگلومراها و توربیدیتهایی که قسمت فوقانی در کل ۳۰۰۰

متر ضخامت دارند دارای سن ماستریشتین فوقانی می‌باشد و دارای خردنهایی از آمفالوکیلوس ماکروپلوس است.

به مقدار کمتر کنگلومرا درون سازندی همراه با مقداری ماسه‌سنگ‌های کوارتزی که ضخامتی حدود ۲۰۰۰ متر را دارند در این قسمت قابل مشاهده است. این سکانس بوسیله یک دشت پوشیده است. اما توسط یک واحد از مارنهای مربوطه به ماستریشتین فوقانی با مقداری از مارنهای آهکی و لایه‌های ماسه‌سنگی کوارتزی دنبال می‌شود، که شامل اشکال ماستریشتین فوقانی است. بالاترین قسمت این واحد یک انتقال تدریجی به سمت کنگلومراهای کرمان را نشان می‌دهد که این واقعیت توسط یک افق سنگ آهکهای مارنی، ماسه‌سنگی و ماسه‌سنگ‌های کنگلومرایی با فوقانی گاستر و پود دارای سن ماستریشتین فوقانی و همراه با نقبهای ایجاد شده توسط پلسی‌پودها نشان داده شده است. کنگلومرا کرمان مجموعه‌ای از سنگ‌های دانه ریز است که به سمت سنگ‌های با دانه‌بندی درشت‌تر که دارای اندازه‌های پبل متفاوت می‌باشد، در حال تغییر است.

در کوه نارو دو افق مشاهده می‌شود که در افق پائین‌تر، دانه‌بندی درشت و در افق بالاتر، اکثراً شامل ماسه‌سنگ و کنگلومرا با دانه‌بندی ریزتر است. ضخامت کنگلومرا بین ۱۵۰ تا ۲۰۰ متر در تغییر است. کنگلومرا کرمان عمده‌اً بوسیله کلاستیکهای دارای سن پالئوزوئیک پوشانده شده است که در سرآغاز با ماسه‌سنگها و سنگ آهکهای ماسه‌ای با پلسی‌پودها و لایه نازکی از بیومیکریت و به مقدار کمتر بیواسپار با میکروفسیل‌ها و در مرز به مقدار زیادی گاستر و پودها و پلسی‌پودها تشکیل یافته است.

فسیل‌ها شامل میلیولید احتمالاً گلوبیگریدها، نوین یا تورتیلا؟ است. (کریتوم، زیتا و ...) و نومولیتهای کوچکی که دارای سن پالئوسن می‌باشد. این سنگها بوسیله بیومیکریتها، میکریتها و مارنهای باکورالها، گاستر و پودها و میکروفونها پوشیده شده است. قسمتی که بیرون زدگی دارد ۱۸۰ متر ضخامت دارد که بوسیله دشت پنهان شده است.

ولکانیکهای ائوسن همراه با رسوبات اسپاری قسمت اکثر محدوده منطقه مورد مطالعه را پوشانده است. یک سکانس زمین‌شناسی که از توده اصلی سنگهای با سن ائوسن جدا می‌شود در کوه کولن قرار دارد. در این قسمت سنگهای آهکی دوباره متبلور شده‌اند که شامل فرامینیفرهای پلازیک با خرددهای گلوبوژین‌ها یا رادیولاری باشد که گمان برده می‌شود دارای سن ائوسن میانی تا فوقانی باشند.

قسمت اصلی توده سنگهای با سن ائوسن به دو کمپلکس بزرگ تقسیم‌بندی می‌شود: قسمت پائین‌تر دارای حدوداً ۳۰۰۰ متر ضخامت که غالباً شامل سنگهای بازی و حدواست بصورت واحدهای نازکی که اکثراً سنگ‌شناسی همگن دارند و در قسمت‌های بالاتر دارای ۳۵۰۰ متر ضخامت هستند که شامل افقهایی از سنگهای آتش‌فشنای اسیدی با مقداری رسوبات می‌باشد. رابطه بین این دو کمپلکس زیاد واضح نبوده وصفحه در سیزوفاران به طور مشخص دارای ناپیوستگی می‌باشد. ولی در خانه خاتون این ناپیوستگی مشاهده نمی‌شود.

کمپلکس پائین‌تر با آندزیت، آندزیت - بازالت، ریولیت، تراکیت - آلبیت و پیروکلاستهای همراه آنها یا پیروکلاستیکها با ماسه سنگهای توفی آغاز می‌شود.

این مجموعه بوسیله جریانهای ل اوای آندزیت - بازالتی به همراه میان لایه‌هایی از توف شامل توفهای اندریت با مقداری آگلومرای آندزیتی، آگلومرا و توفهای اسیدی با مقداری جریان آندزیت - بازالت و یک واحد آگلومرای آندزیتی دنبال می‌شود. این کمپلکس با آگلومراهاي اسیدی و توف خاتمه می‌یابد.

آندزیت - بازالتها سنگهای عمومی منطقه می‌باشند: این سنگها بوسیله مقدار زیادی پیروکلاستیکها همراه شده‌اند. تراکی آندزیت - بازالتها به همراه آندزیت - بازالتها تشکیل می‌شوند و بازالتها مشخصاً تابع آنها می‌باشند. تراکی بازالتها بواسطه وجود فلدسپاتی که بیشتر طول دارند، مشخص می‌گردند. آندزیتها بصورت فرعی هستند که انتقال یا تبدیل به لاتیت را نشان می‌دهند. تراکیتهای آلبیتی به مقدار بسیار کمتری وجود دارند داسیتها در کمپلکس

پائین‌تر به صورت توده ساب و لکانیکها تشکیل می‌شوند.

کمپلکس بالاتر به سه زیر کمپلکس مشخص تقسیم می‌شوند که کمپلکس پائین‌تر اکثراً شامل پیروکلاستها با مقداری ماسه‌سنگهای توفی شامل واحدهای (Edp تا Epra5). قسمت میانی، یا سکانس هزار (با زیرشاخه‌ها) و قسمت فوقانی (با زیر شاخه‌ها و O1M) و رسوبات و لکانیکهای فرعی است.

زیرکمپلکس تحتانی ریوداسیتها و داسیتها که با آگلومرا همراه شده‌اند، آغاز می‌شود که در ادامه بوسیله آلتراسیون ریولیت، ریوداسیت و آندزیتهای اسپاری، تراکی بازالت و آندزیتهای بازالتی دنبال می‌شود. زیرکمپلکس میانی شامل آندزیت - بازالتها، آندزیتها، بازالتها، تراکی بازالتها و ریوداسیتهای همراه با پیروکلاستیکها می‌باشد که خصوصیت دگرسانی سنگهای اسیدی و بازی را نشان می‌دهد. که این با سکانس هزار MT در منطقه رائین مطابقت دارد. در قسمت بالایی زیرکمپلکس رسوبات بصورت غالب می‌باشند و این واحد، قابل مقایسه با تشکیلات قرمز تحتانی باشد. که این با ماسه‌سنگهای توفی و بطور واضح توفهای رنگی با مقداری جریان لاوا آغاز می‌شود. در قسمت جنوبی کوه شاه این سنگها بطور واضح در روی واحد کالک آرنایتهای توربیتی و مارنهای سنگهای و لکانوکلاستیک اسپاری بطور ناپیوسته قرار دارند این واحد پایانی نمی‌تواند در سایر قسمتهای محدوده منطقه وجود داشته باشد. در قسمت میانی منطقه، زیرکمپلکس فوقانی از قسمت میانی درجه‌بندی می‌شود (NE از بیدوری).

توفهای فوقانی و ماسه‌سنگهای توفی در ادامه سنگهای توفی همراه bedding - Cross های درشت، توفها، آگلومراها، شیلهای قرمز و لایه‌های ژیپس که نهایتاً به ماسه‌سنگهای توفی و توفهای اسیدی می‌رسند، می‌آیند. سنگهای پوشاننده قسمت کوه شاه Chation فوقانی تا سنگ آهکهای Aquitanion با اپیدوکویکلیناها دیلاتانا و ... سایر اشکال می‌باشند. سنگهای ائوسن در قسمت جنوبی منطقه آغاز می‌شوند. گرانودیوریت، بیوتیت گرانیت و توده‌های دیوریتی که به همراه توده‌های کوچکی در قسمت شمال شرقی تشکیل شده‌اند. در اکثر قسمتها گرانودیوریتیها،

دارای رنگ خاکستری روشن هستند ولی اقسام تیره که آن به درصد اجزاء مافیک و اینکلوزنهاي آن وجود دارد. در میان اجزاء (کانيها) مافیکی، هورنبلند غالب است و بیوپیت بصورت فرعی قرار دارد. در کنار دره جهان گرانودیوریتها بصورت هیدروترمالی آلترا شده‌اند و شامل کانیهاي حاوی مس اشباع شده از محل می‌باشند. گرانیتها بسته به مقدار کوارتز و پتاسیم فلدسپار و همچنین محتواي بیوپیت در زمینه مافیک زمینه فرق می‌کنند. کانی زایی اکثراً در قسمتهای مرکزی و جنوبی منطقه است بطورکلی وابسته به توده‌های درونی دیوریتی می‌باشد. رسوبات نتوژن به دو سکانس با خصوصیات رسوب‌شناسی مختلف تقسیم‌بندی می‌شود.

در قسمت زیرین شیلها و ماسه‌سنگهای آرژیلی با مقداری لایه‌های کنگلومرايی قرار دارد که به دنبال آن کنگلومراها و ماسه‌سنگهای آرژیلی می‌آید. سپس شیل، مارن و کنگلومراي آرژیلی بطور خالص تبدیل به سنگ شده‌اند و در پایان بوسیله سیمان خوب کنگلومرا تبدیل شده‌اند. سکانس فوقانی شامل آرژیل‌های سنگ شده خالص و سنگهای ماسه‌ای به همراه رگه‌های ژیپس در سطوح بالاتر است. فونادر سکانس فوقانی بذرگ دیده می‌شود و تنها می‌توان گفت که احتمالاً اینها دارای سن میوسن فوقانی است. سکانس فوقانی احتمالاً دارای سن پلیوسن - پلئیستوسن می‌باشد.

رسوبات کواترنری بوسیله پره‌های گراولی جوانتر یا مسنتر، تراس‌های آهکی، مخروطهای تالوس، تراسهای رودخانه‌ای آبرفت‌های در حال حاضر و فلت‌های رس در اطراف خانه خاتون نشان داده شده است.

یک شکل جالب از کراترهاي 13 گانه در قسمت شمال غرب منطقه مشاهده می‌شود که قطر محدود آنها از 100 تا 1500 متر است. کراترها به احتمال زیاد بوسیله برخورد شهاب‌سنگها در دوران حاضر تشکیل شده باشند.

دیدگاههای ساختمانی:

محدوده منطقه یک ساختار بلوکی تیپیک دارد، که بلوکها بوسیله گسلهای بزرگ مقیاس فعال جدا شده‌اند که در کواترنری اتفاق افتاده است.

کمربند شرقی در بلوک کوه خاتون امتداد یافته است که در غرب به گسل سروستان محدود شده است. قسمتهای شمال و جنوب بلوک، رفتار ساختمانی مختلفی را نشان می‌دهد. در قسمتهای شمالی سنگهای ژوراسیک شامل چینهای فشرده می‌باشد بطوریکه در اثر حرکات مختلف سکانس سنگ آهکی را در هنگام فشردن تحت پوشش قرار داده‌اند. چینهای مشابه در مارنهای زیر کنگلومرا کرمان پدید می‌آیند.

گسل سروستان در فاز کوهزایی کواترنری دیده می‌شود.

ساختار جنوبی‌ترین نقطه بلوک واضح نیست به دلیل اینکه توسط رسوبات کواترنر پوشیده شده است. چینهای مشاهده شده دارای امتداد محوری NW و NE می‌باشند. قسمتهای مرکزی و جنوبی در طول بلوک کوه گواراست که بوسیله گسل سربیزان محدود شده است.

ساختار اصلی، سن کلیفورم (کوه - گوار) با محور موجی است. ساختارهای واضح فقط در کمپاکس فوقانی سنگهای ائوسن دیده می‌شود، کمپاکس تحتانی بیشتر حالت گسل خوردگی را از خود نشان می‌دهند. سینکلیفورم بعد از آن بلوکهای کوچکتر گسل خوردگی است.

در قسمت جنوب شرقی ناحیه‌ای است که به سمت بلوک کوه شاه امتداد دارد. چینهای دارای سن ائوسن دارای NE VERGENCE است. چین خوردگی به همراه تعدادی روراندگی در یک جهت واحد وجود دارد.

فصل دوم

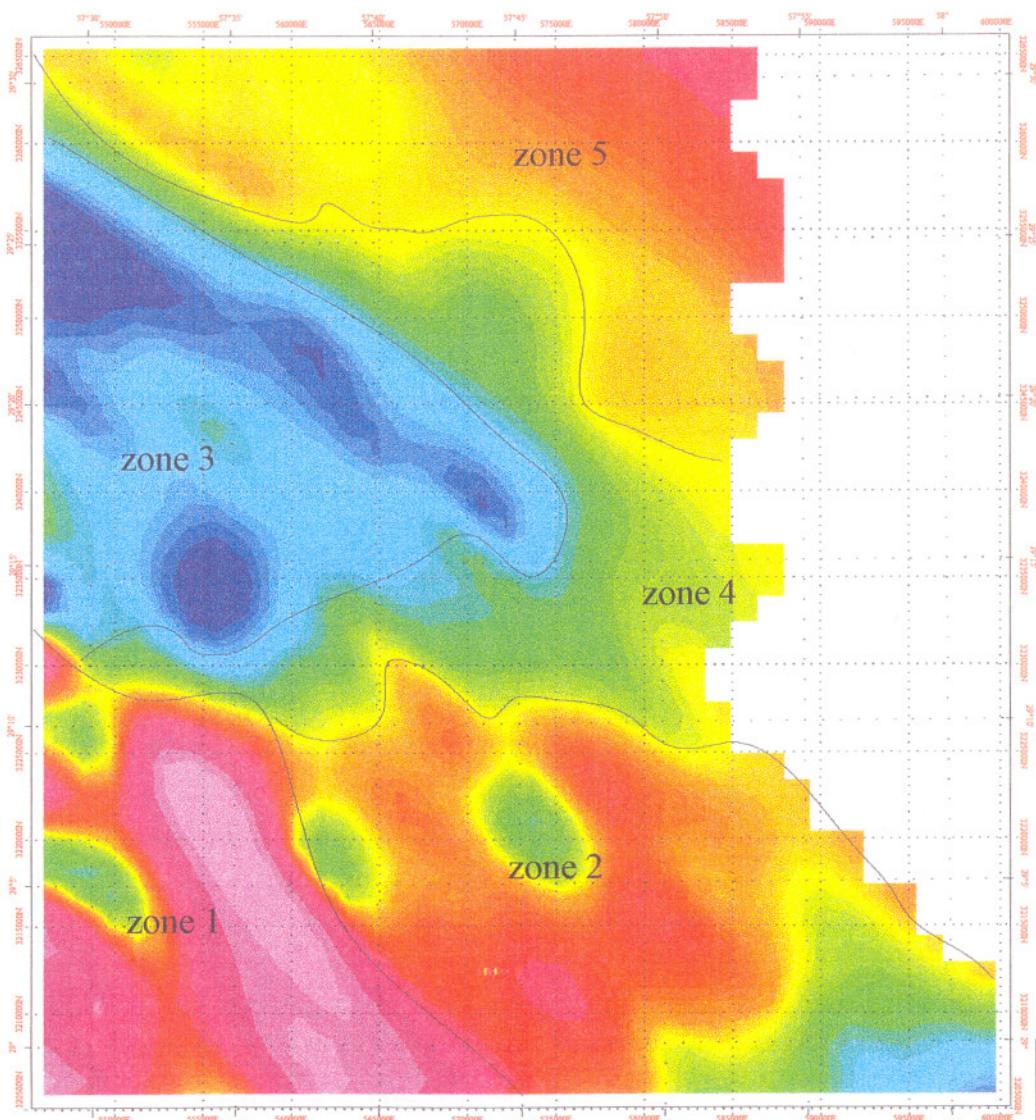
۱-۲- بررسی نقشه شدت کل میدان مغناطیسی:

نقشه شماره ۲ بیانگر کل شدت میدان مغناطیسی منطقه می‌باشد. حداقل شدت میدان مغناطیسی در منطقه بعد از تقسیمات انجام گرفته ۳۹۷۳۴.۸۲nt و کمترین آن ۳۸۹۵۷.۱۲nt می‌باشد. اختلاف شدت میدان مغناطیسی ۷۷۷.۷nt می‌باشد. منطقه به پنج زون تقسیم شده است.

زون ۱: دارای شدت بالای مغناطیسی بوده که به لحاظ زمین‌شناسی قسمت اعظم آن بر روی واحدهای آندزیت - بازالت، توفهای بین لایه‌ای، گرانودیوریت، بیوتیت - گرانیت، دیوریت و قسمت کوچکی از آن در قسمت شمال غرب بر روی رسوبات آبرفتی مربوط به دوره کواترنر واقع شده است.

زون ۲: دارای شدت متوسط تا بالا بوده که به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحدهای ریوداسیت همراه با پیروکلاستیکها، آگلومرا، توفهای اسیدی همراه با مقدار کمی شیلهای آندزیتی و بازالتی، توفهای بین لایه‌ای و در قسمت جنوبی شامل گرانودیوریت و بیوتیت گرانیت می‌باشد. در این ناحیه دو ناحیه با شدت پائین مشاهده می‌شود که بر روی واحدهای ریولیت، گرانودیوریت، بیوتیت گرانیت، توف، ماسه‌سنگ‌های توفی با آگلومرا همراه با ریولیت و جریانهای لاوای آندزیت و نیز توف اسیدی قرار دارد.

زون ۳: دارای شدت پائین مغناطیسی می‌باشد که قسمت شرقی آن بر روی واحدهای ریولیت، پیروکلاستیک، برشهای اسیدی و توفهای همراه با تراکیت آلبیتی، ریولیت قهوه‌ای متمایل به قرمز همراه کمی آگلومرا، جریانهای ریولیتی و برشهای توفی سبز رنگ، توفهای سبز ریولیتی هوازده، ریولیتهای ارغوانی، توفهای برشی، ماسه‌سنگ‌های توفی همراه با جریانهای گدازهای اسیدی و بازیک دیده می‌شود. در جنوب غربی این زون، منطقه‌ای با شدت خیلی کم مشاهده می‌شود که بر روی واحدهای ریولیت و پیروکلاستیک قرار دارد. در اطراف این زون واحدهای سنگ‌شناسی شامل ریولیت، آندزیت همراه پیروکلاستیک، آگلومرای ریولیتی،



COLOR SCALE BAR

(nT)

GEOLOGICAL SURVEY OF IRAN	
TOTAL MAGNETIC INTENSITY MAP	
GIS GROUP	
AREA-KHANEH KHATOUN	
FLIGHT INTERVAL 7.5 Km	
TIE LINE 40 Km	
DATE:1799	
FIG NO 2	
BY:M.R.AKHAVAN AND M.RAHIMI	

برشهای بازیک و اسیدی، آکلومرا قرار دارد.

زون ۴: دارای شدت میدان پائین می‌باشد که بر روی واحدهای رسوبی شامل لایه‌های نازک بیومیکرایت، بیواسپاریت، شیل و ماسه‌سنگ آرژیلی با مقداری کنگلومرا قرار دارد و قسمتی از آن نیز آندزیت، آندزیت - بازالت، ریوداسیت و ماسه‌سنگ توفی، ریولیت و آندزیتی همراه با پیروکلاستیک می‌باشد.

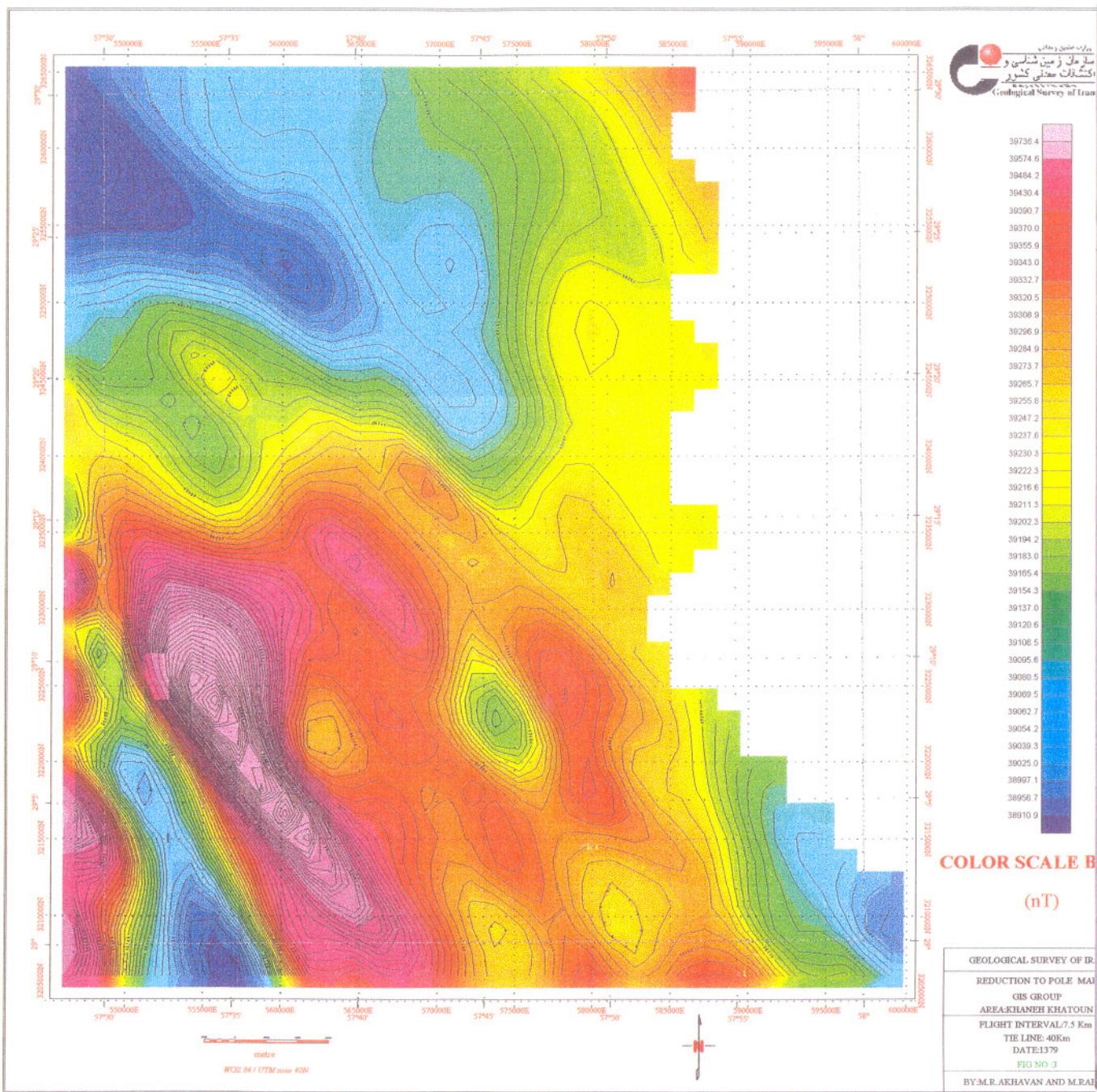
زون ۵: این زون دارای شدت متوسط تا بالا می‌باشد که به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحدهای رسوبی مثل رسهای سبز مایل به خاکستری، ماسه‌سنگها، رسوبات تبخیری، بیومیکریتها، بیواسپاریتها، سنگ آهک با ندولهای چرت، کنگلومرا تودهای همراه با مارن و به مقدار کمتری سنگ آهک قرار دارد.

در قسمت شمال شرق این زون دو ناحیه با شدت کمتر دیده می‌شود که از نظر زمین‌شناسی بر روی واحدهای ریولیت و پیروکلاستیک و نیز آبرفت‌های کواترنر قرار دارد.

جهت تفسیر هر چه بهتر نیاز به انجام فیلتراسیونهای مختلف بر روی داده‌های شدت میدان کل می‌باشد که متعاقباً به شرح هر یک از آنها خواهیم پرداخت.

۲-۲-بررسی نقشه برگردان به قطب (Reduction to Pole):

وقتی میدان زمین منحرف است آنومالی‌های مغناطیسی مستقر اشکالی دارند که نسبت به منبع آنها نامتقارن می‌باشد. اما وقتی میدان قائم است، آنومالی‌ها مستقیماً در بالای منبعشان قرار می‌گیرند بطورکلی با استفاده از این فیلتر تعبیر و تفسیر آسانتر انجام می‌شود به دلیل اینکه نیز میدان مغناطیسی را از یک عرض مغناطیسی، جایی که میدان زمین شبی دارد به میدان در پل مغناطیسی، جایی که میدان قائم است انتقال می‌دهد در این حالت بی‌هنجاريها دقیقاً در بالای سرمنبع خود قرار می‌گیرند نقشه شماره ۳ بیانگر نقشه برگردان به قطب می‌باشد. با مقایسه بی‌هنجاريها موجود در این نقشه با نقشه شماره ۲ مشخص می‌گردد که تمامی بی‌هنجاريها

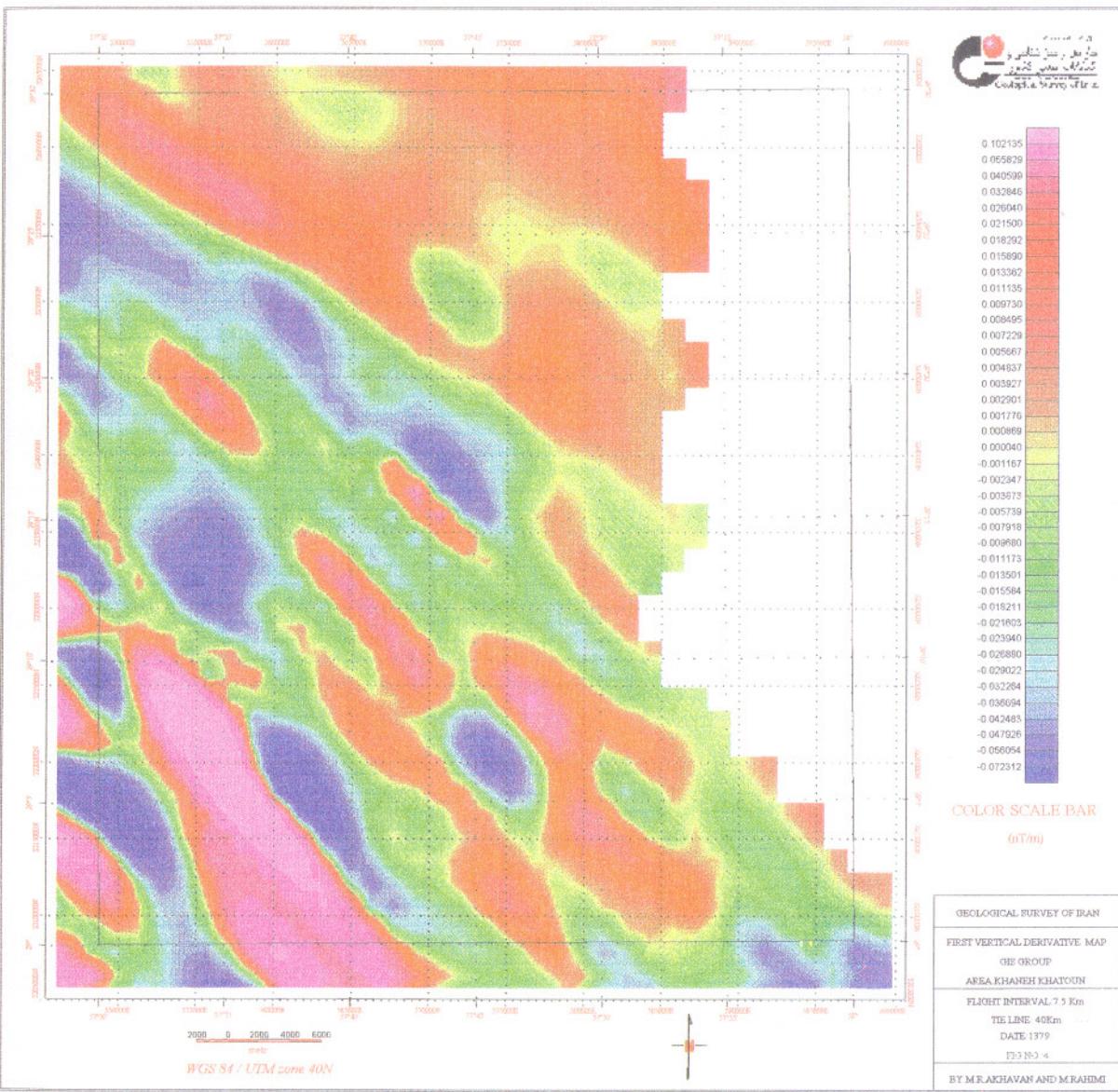


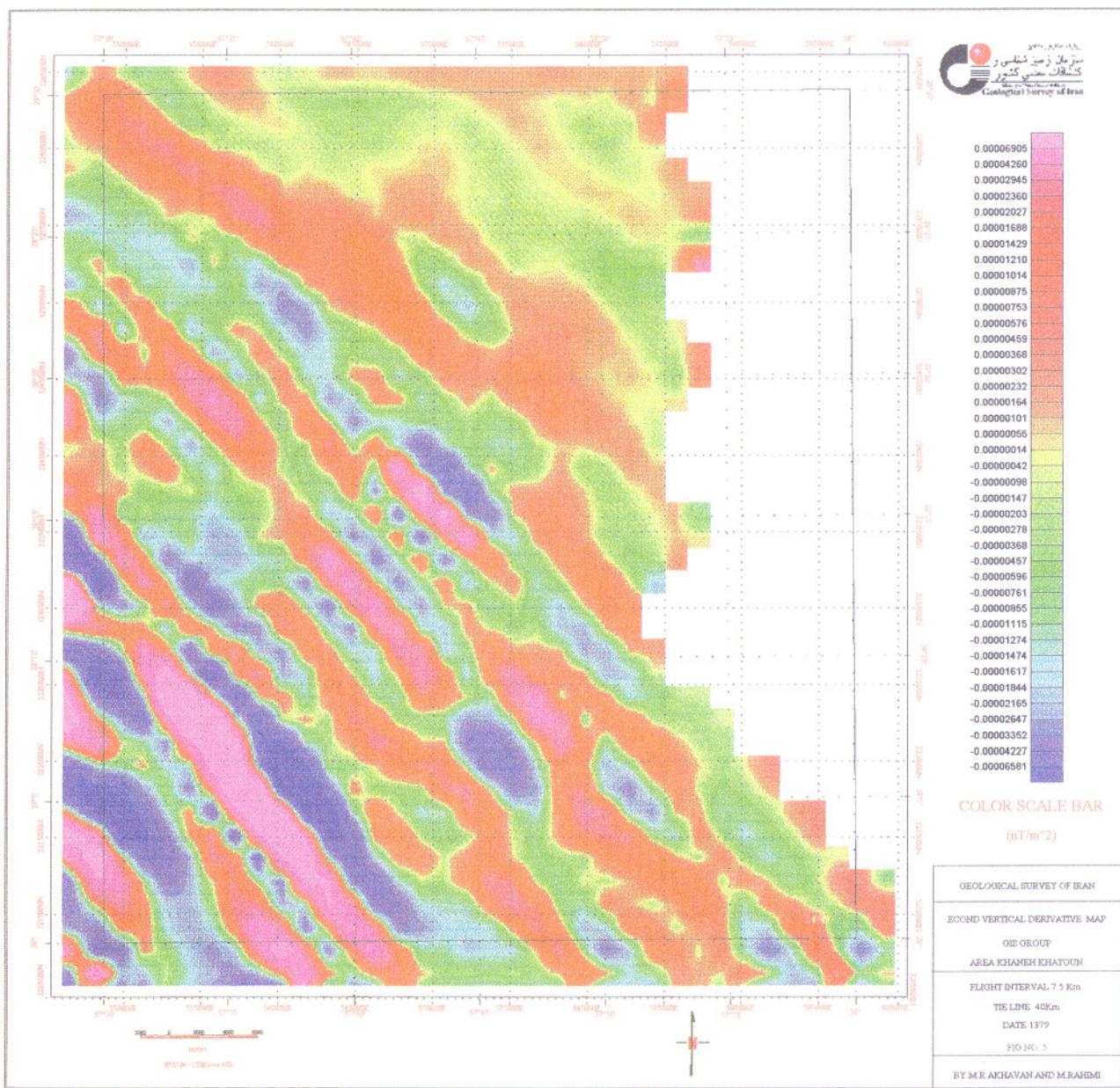
موجود، به سمت شمال جابجایی نشان می‌دهند.

مرکز بی‌هنجاری A با ماکریم شدت ۵۵۷۲۱۵/۱۱ درجه شرقی و ۳۲۲۴۰۸۷/۷۹ درجه شمالی بوده که قسمت اعظم آن بر روی تشکیلات شامل آذرین گرانودیوریت، بیوتیت گرانیت، دیوریت، بازالت، آندزیت پیروکلاستیکها، آگلومراهای ریولیتی، برشهای توفی قرار می‌گیرد. قسمتهای کوچکی از این بی‌هنجاری بر روی تشکیلات رسوبی به شکل مخروطافکنه قرار دارد. همانطور که مشاهده می‌شود این بی‌هنجاری بر روی دو دسته سنگهای آذرین اسیدی و بازی قرار دارد. سنگهای آذرین اسیدی فوق الذکر به دلیل وجود کانیهای نظری بیوتیت و آمفیبول که کانیهایی پارامغناطیس هستند می‌توانند از خود خاصیت مغناطیسی را نشان دهند. سنگهای آذرین بازی نیز که عمدتاً حاوی کانیهای آهن منیزیم‌داری نظری اولیوین، پیروکسن، بیوتیت و کانیهای اوپاک می‌باشند، و با توجه به اینکه کانیهای مذبور پارامغناطیس هستند و نیز می‌توانند حاوی کانی منیتیت که کانیهای فرومغناطیس است می‌باشند و نیز با توجه به کنتاكت بین توده‌های اسیدی و بازیک که می‌تواند محلهای مناسبی برای آتراسیون کانیهای موجود در سنگهای آذرین می‌باشد، شدت بالای مغناطیس در این ناحیه منطقی به نظر می‌رسد.

۲-۳- بررسی نقشه‌های مشتق قائم:

مشتق اول قائم (گرادیان قائم) عبارتست از اندازه میدان مغناطیسی است که در دو نقطه متفاوت اما در جهت قائم اندازه‌گیری می‌شود، این دو مقدار را از هم کم کرده و حاصل را بر جدایش قائم اندازه نقاط تقسیم می‌کنیم، عدد بدست آمده مشتق اول قائم است. مشتق دوم قائم، گرادیان قائم مشتق اول می‌باشد و غیره. نقشه شماره ۴ و ۵ بیانگر نقشه مشتق قائم می‌باشند. در مقایسه با نقشه برگردان به قطب و نقشه کل میدان مغناطیسی مشاهده می‌گردد که اثر بی‌هنجاریهای بزرگ بر روی بی‌هنجاریهای کوچک از بین رفته و بی‌هنجاریهای کوچک و محلی





بطور کامل نمایان گردیده‌اند. که این بی‌هنچاریها عمدتاً دارای روند شمال غربی - جنوب شرقی می‌باشد و با روند گسل‌های منطقه همخوانی دارد. بی‌هنچاری A در اینجا دو بی‌هنچاری تقسیم می‌شود که این می‌تواند در ارتباط با گسلی که از درون این توده عبور می‌کند و در بخش مربوط به گسلها بطور کامل به بررسی آن خواهیم پرداخت، باشد.

از این نقشه‌ها می‌توان برای تعیین خطواره‌های مغناطیسی و نیز توده‌های نفوذی نیمه عمیق و سطحی استفاده نمود.

۴-۲- بررسی نقشه‌های Analytic signal :

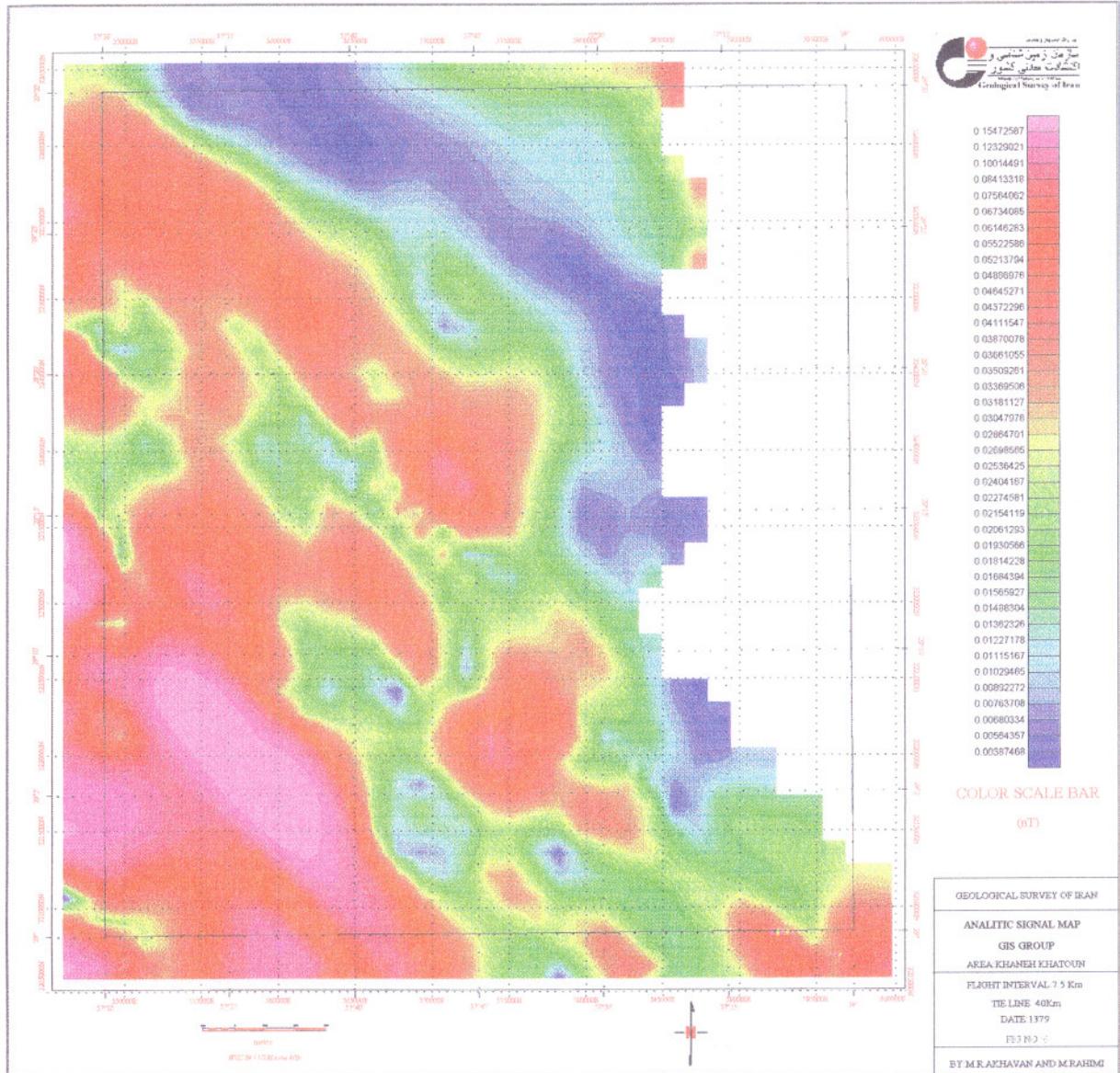
این فیلتر وابسته به میدان مغناطیسی توسط عمل مشتق‌گیری می‌باشد.

$$\text{Analytic signal } [A(x,y)] = \left[\left(\frac{dm}{dx} \right)^2 + \left(\frac{dm}{dy} \right)^2 + \left(\frac{dm}{dz} \right)^2 \right]^{1/2}$$

آنومالی مغناطیسی است.

این پارامتر یک پارامتر قابل اندازه‌گیری می‌باشد که در تفسیر کاربرد دارد بطوریکه کاملاً وابسته به جهت مغناطیس شدن و جهت میدان زمین است. به این معنی که همه توده‌ها با هندسه یکسان، Analytic signal یکسان دارند. بنابراین پیک‌ها (قله‌ها) متقارن هستند و مستقیماً در بالای لبه‌های توده‌های پهن و در بالای مرکز توده‌های باریک می‌افتد، تفسیر این نقشه به همراه نقشه‌های دیگر کوئی محل هندسه منبع مغناطیسی را آسان‌تر می‌کند و نیز همچنین موقعیت منبع را علی‌رغم هرگونه پایداری در منابع تعیین می‌کند. این روش بنایه تعبیری نوعی Reduction to pde می‌باشد.

نقشه شماره ۶ نمایشی از Analytic signal شدت میدان کل مغناطیسی منطقه می‌باشد. پراکندگی و توزیع بی‌هنچاریها انطباق بیشتری با نقشه مشتق قائم دارد. بعضی از نواحی که در نقشه‌های قبلی شدت پائین مغناطیسی را از خود نشان داده بودند در اینجا از شدت بالا برخوردار هستند. در این نقشه توده‌ها شکل همگن‌تری به خود گرفته‌اند. درست است که



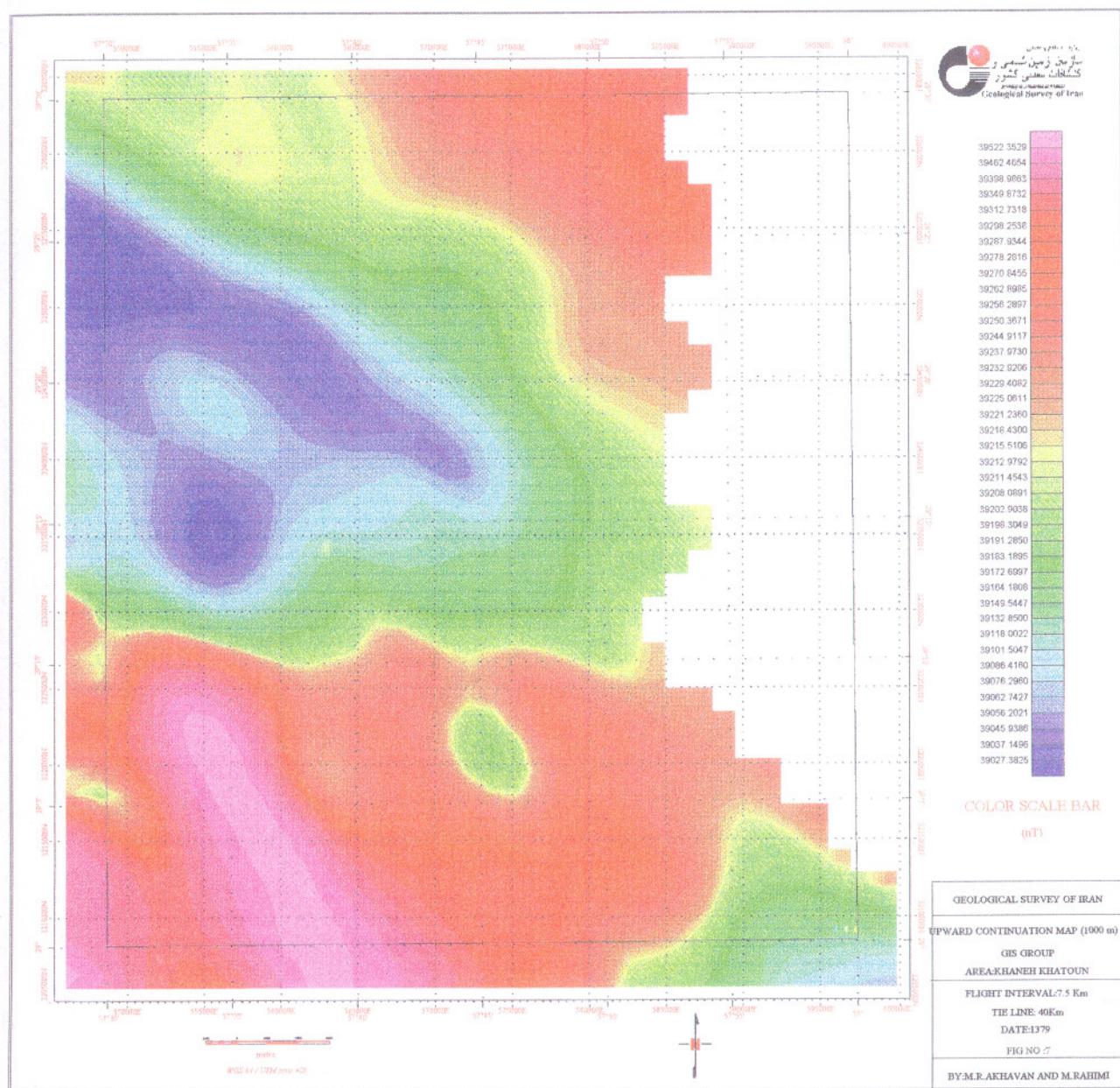
ساختار کلی منطقه تغییر نموده است ولی روند به همان صورت قبلی حفظ شده است. از این نقشه برای تعیین شکل توده‌های نفوذی نیمه عمیق که در نقشه نهائی ارائه گردیده است کمک گرفته شده است.

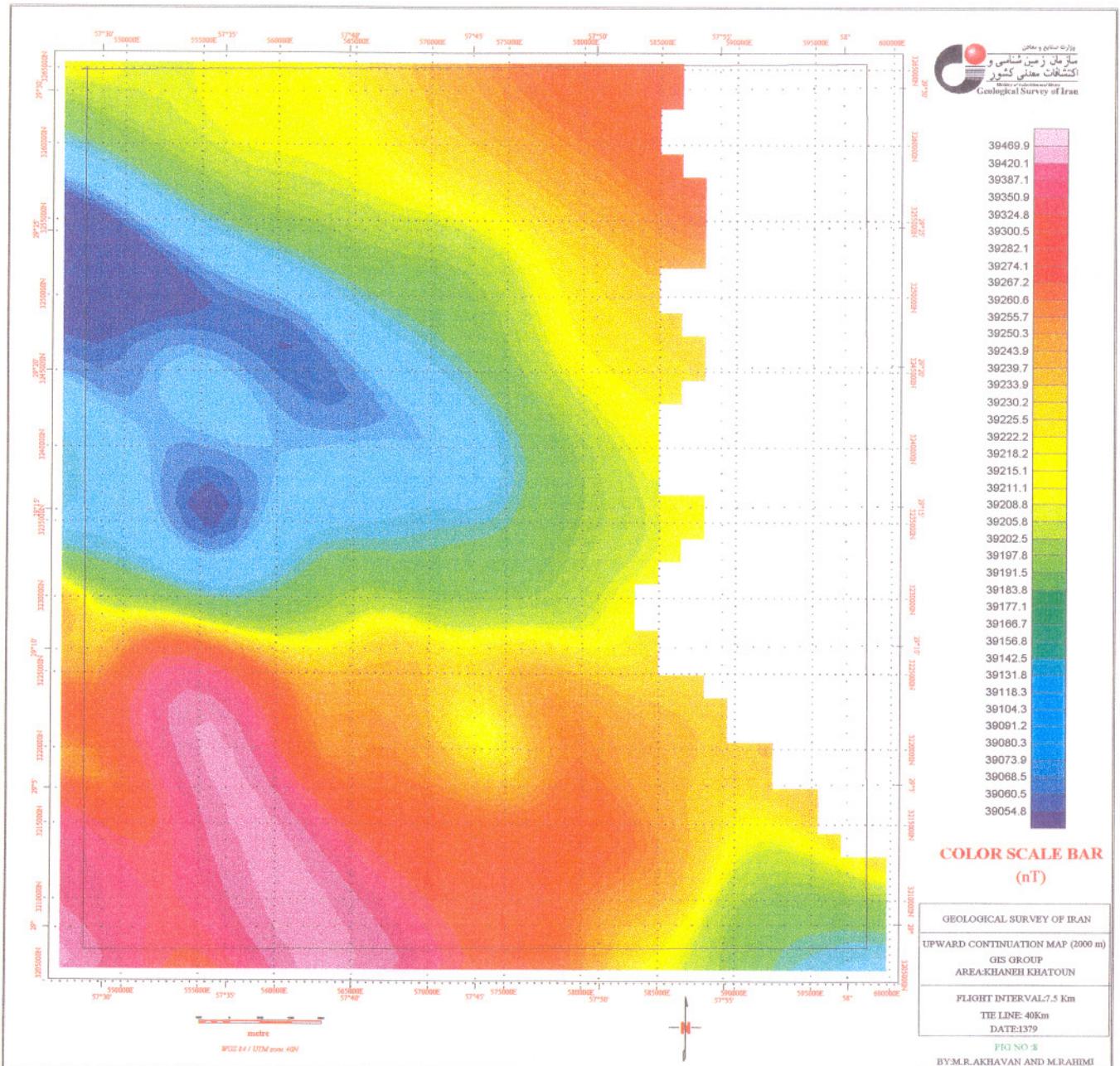
۵-۲- بررسی نقشه‌های ادامه فراسو :

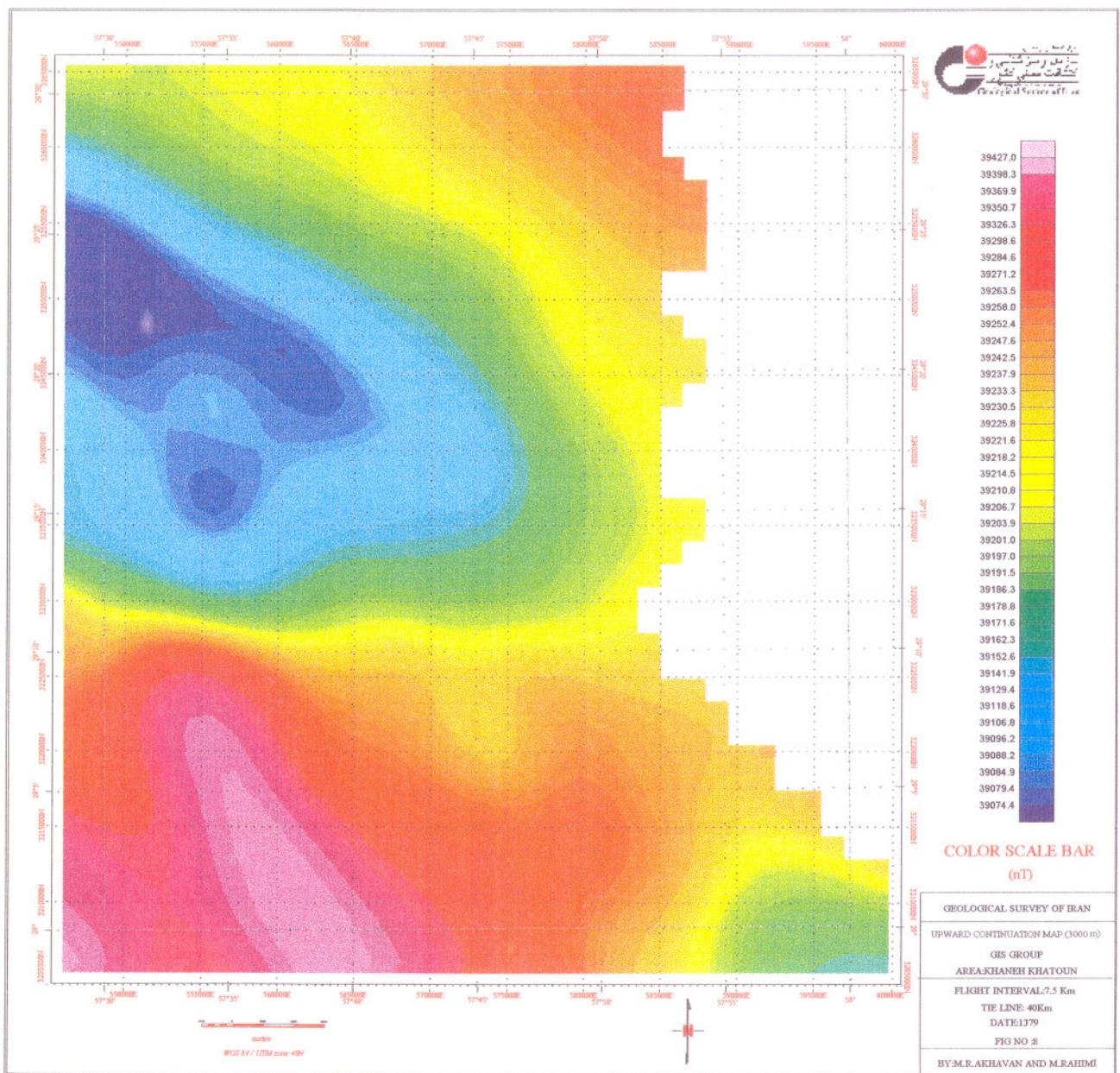
محاسبه میدان در سطوح بالاتر و پائین Down Ward Continuation, Upward continuation با نامیده می‌شود. به این معنا که گسترش به سمت بالا آنومالیهای با فرکانس بالا که در ارتباط با آنومالیهای با فرکانس پائین هستند را هموار می‌کند و همچنین فرآیند مفیدی برای نشان دادن اثر آنومالیهای کم عمق در زمانی که جزئیات روی آنومالیهای عمیق مورد نیاز است، می‌باشد. گسترش به طرف پائین اثر آنومالیها (با فرکانس بالا) را با آوردن و نزدیک کردن آنها به سطح مشاهده، به طوری که وانمود می‌کند برداشت انجام گرفته نزدیک به زمین بوده است را نیز (Sharp) می‌کند. گسترش این فیلتر به مقدار زیاد باعث اختلال در کار می‌شود چرا که اختلال ناشی از فرکانس بصورت آنومالی زمین‌شناسی نشان می‌دهد و بر میزان اختلالات می‌افزاید. در نقشه شماره ۸،۷ و ۹ داده‌ها با استفاده از گسترش بطرف بالا به سطحی بالاتر به ترتیب ۱۰۰۰، ۲۰۰۰ و ۳۰۰۰ متر منتقل شده‌اند. بی‌هنگاری A در تمام نقشه‌های فراسو وجود دارد که این مسئله بیانگر این مطلب است که منبع بی‌هنگاری فوق الذکر تا اعمق زیاد امتداد دارد. در این نقشه‌ها منطقه به سه زون کاملاً مشخص تقسیم‌بندی می‌گردد که زون ۱ که بی‌هنگاری A در آن قرار دارد دارای شدت بالا، زون ۲ دارای شدت بسیار پائین و زون ۳ دارای شدت نسبتاً بالا می‌باشد.

۶- بررسی ساختاری منطقه :

در تعیین گسلها و شکستگیها و کنタکتهاي احتمالي منطقه از نقشه‌های فیلتراسیون که در







فصل اول به آنها اشاره گردید بویژه از نقشه برگردان به قطب و مشتق اول قائم و همین طور روش تابش نور (Shadow Image) بهره گرفته شده است.

خطواره F-1:

به طول تقریبی ۲۱/۵ کیلومتر روند شمال غرب - جنوب شرق با آزیموت ۱۲۰° سبب قطع یک توده مغناطیسی با شدت بالا در نقشه مشتق قائم و تا حدودی در نقشه شدت کل میدان مغناطیسی گردیده است و قسمتی از آن با گسل زمین‌شناسی مطابقت نموده و از روی واحدهای گرانودیوریت، ریولیت و پیروکلاستکیها عبور می‌کند.

خطواره F-2:

به طول تقریبی ۲۸/۵ کیلومتر، روند شمال غرب - جنوب شرق و آزیموت $۱۲۲/۲^{\circ}$ سبب قطع یک واحد مغناطیسی با شدت بالا در نقشه مشتق قائم گردیده است. قسمتی از این خطواره منطبق منطقه بوده و گسل زمین‌شناسی واحدهای گرانودیوریت، بیوتیت گرانیت و دیوریت عبور می‌کند.

خطواره F-3:

به طول تقریبی ۲۱ کیلومتر، روند شمال غرب، جنوب شرق و آزیموت $۱۳۱/۸^{\circ}$ باعث جدایش یک واحد مغناطیسی با شدت بالا زیک واحد مغناطیسی با شدت پائین در نقشه مشتق قائم و نیز نقشه برگردان به قطب گردیده است. و در پاره‌ای قسمتها با گسل زمین‌شناسی بخوبی مطابقت می‌نماید و از روی واحدهای رسوبی شامل توف، توفهای ماسه‌سنگی و نیز واحدهای آذرین شامل گدازه‌های ریولیتی و جریانهای آندزیتی عبور می‌کند.

نحوه F-4:

به طول تقریبی ۵۳ کیلومتر روند شمال غرب - جنوب شرق و آزیموت $^{\circ} ۱۳۴/۶$ در این ناحیه منطقه با شدت بالای مغناطیسی در نقشه Total دیده می‌شود که با نقشه مشتق قائم، خوانی دارد و نشان می‌دهد که این نقاط سطحی می‌باشند، شمالی‌ترین نقطه‌ای که شدت بالای مغناطیسی را نشان می‌دهد در نقشه برگردان به قطب شدت کمی را نشان می‌دهد و بیانگر این است که بی‌亨جارتی تا عمق امتداد نداشت و بیشتر در آبرفت‌های سطحی است. این خطواره با گسل زمین‌شناسی منطقه به خوبی همخوانی داشته و از روی واحدهای ماسه‌سنگهای توفی، میکروکنگلومرا و به مقدار کمتر برشهای ولکانیکی، ریولیت و آندزیت و پیروکلاستیک، می‌بور می‌کند.

نحوه F-5:

به طول تقریبی ۲۵ کیلومتر روند شمال - شمال غرب - جنوب شرق داشته با آزیموت $^{\circ} ۱۳۶/۸$ ، سبب قطع یک توده با شدت متوسط به بالا از یک توده با شدت پائین در نقشه Total و مشتق قائم کردیده و این هماهنگی در نقشه برگردان به قطب هم مشاهده می‌شود. و تقریباً با گسل زمین‌شناسی منطقه مطابقت دارد در قسمت پائین این خطواره یک منطقه باشدت متوسط تا بالا مشاهده می‌گردد که با توجه به نقشه‌های موجود بیانگر این است که این بی‌亨جارتی تا عمق امتداد دارد. این خطواره از روی واحدهای آگلومرا و توف اسیدی با چریانهای کم ضخامتی از لاوای بازالتی - آندزیتی، توف ریولیتی، چریانهای لاوای تراکی بازالت، ماسه‌سنگی توفی، توف برش می‌گذرد.

خطواره F-6:

به طول تقریبی ۳۷/۵ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت $^{\circ} ۱۳۸/۲$ سبب قطع

زمین‌شناسی بخوبی مطابقت نموده و از روی واحدهای آذرین شامل ریوداستیتهاي، همراه با پیروکلاستیکها عبور می‌نماید.

خطواره F-10:

به طول تقریبی ۲۷ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت ۱۲۹° سبب قطع ناگهانی دو توده مغناطیسی باشد بالا یکی در قسمت جنوب شرقی و دیگری در قسمت شمال غربی خود در نقشه مشتق قائم گردیده است و نیز این گسل در نقشه شدت کل میدان مغناطیسی، نقشه برگردان به قطب و سیگنال سبب قطع ناگهانی توده مغناطیسی باشد بالا گردیده است و قسمتهایی از آن بخوبی با تعدادی گسلهای زمین‌شناسی بصورت منفصل در نقشه زمین‌شناسی در امتداد هم قرار دارند مطابقت می‌نماید و از روی واحدهای ریولیت، پیروکلاستیک، ریوداستیت، آندزیت بازالت، توف و ماسه‌سنگ عبور می‌کند.

خطواره F-11:

به طول تقریبی ۴ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت $۱۳۲/۳^{\circ}$ سبب جدایش واحد مغناطیسی باشد بالا و پائین در نقشه مشتق قائم گردیده است که اثرات آن تا حدودی در نقشه سیگنال و نقشه شدت کل میدان مغناطیسی نیز معلوم است با این گسل در نقشه زمین‌شناسی مشاهده نمی‌شود ولی با توجه به اینکه از روی واحدهای رسوبی نئوژن عبور می‌کند این احتمال وجود دارد که توسط رسوبات نئوژن پوشیده شده باشد.

خطواره F-12:

به طول تقریبی $۷/۶$ کیلومتر، روند تقریباً شمالی - جنوبی و آزیموت ۱۶۹° سبب قطع ناگهانی یک توده مغناطیسی باشد بالا در نقشه مشتق قائم و نقشه شدت کل میدان مغناطیسی، نقشه

برگردان به قطب و نقشه سیگنال گردیده است این گسل در نقشه زمین‌شناسی مشاهده نمی‌شود ولی با توجه به عبور قسمت اعظم این گسل از درون واحدهای رسوبی نئوژن این احتمال وجود دارد که توسط رسوبات پوشیده شده و در روی زمین مشاهده شود. قسمت اعظم این گسل همانطور که گفته شد از درون واحدهای رسوبی نئوژن شامل رسوبات مخروطافکنه عبور نموده منتهی قسمت کوچکی از آن از درون واحدهای ریوداسیتی عبور می‌کند.

خطواره F-13

به طول تقریبی ۱۹/۵ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت ۱۳۹° سبب جدایش دو واحد مغناطیسی با شدت بالا در قسمت جنوبی خود و قطع ناگهانی یک توده مغناطیسی با شدت بالا در ادامه گردیده و در نقشه مشتق قائم و سیگنال نقشه شدت کل میدان مغناطیسی و برگردان بخوبی مشخص است این گسل با اندکی جابجایی بخوبی با گسل زمین‌شناسی که ۱/۵ کیلومتری روستای باغ کمال عبور می‌کند مطابقت داشته و از روی واحدهای گرانودیوریت، دیوریت و بیوتیت گرانیت عبور می‌کند.

خطواره F14

به طول تقریبی ۹/۵ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت $۱۳۲/۲^{\circ}$ سبب قطع یک توده مغناطیسی با شدت نسبتاً بالا در نقشه مشتق قائم، نقشه شدت کل میدان مغناطیسی و نقشه سیگنال گردیده است قسمتی از این گسل بخوبی با گسل زمین‌شناسی مطابقت می‌نماید و از روی واحدهای آذرین شامل آندزیت، بازالت، گرانودیوریت بیوتیت گرانیت، آگلومرا و توفهای اسیدی عبور می‌کند.

: خطواره F-15

به طول تقریبی ۱۰ کیلومتر، روند تقریباً شمالی - جنوبی آزیموت $۱۶۵/۴^{\circ}$ سبب قطع ناگهانی یک توده مغناطیسی با شدت بالا در نقشه مشتق قائم گردیده است و قسمتی از آن با کمی جابجایی با گسل زمین‌شناسی که از مجاورت روستای سبزواران عبور می‌کند مطابقت می‌نماید و از روی واحدهای آذرین شامل آندزیت / بازالت و توفهای ماسه‌سنگی عبور می‌نماید.

: خطواره F-16

به طول تقریبی ۶ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت $۱۳۱/۹^{\circ}$ سبب جدایش دو واحد مغناطیسی با شدت بالا و پائین در نقشه مشتق قائم و نیز قطع ناگهانی یک توده مغناطیسی با شدت بالا در نقشه شدت کل میدان مغناطیسی گردیده است این گسل با گسل زمین‌شناسی که در روی نقشه زمین‌شناسی بصورت احتمالی نشان داده شده است مطابقت می‌نماید و از روی واحدهای آذرین شامل آندزیت، بازالت و گرانودیوریت و بیوتیت گرانیت عبور می‌کند.

: خطواره F-17

به طول تقریبی ۴ کیلومتر، روند شمال غربی - جنوب شرقی و آزیموت $۱۲۶/۳^{\circ}$ سبب قطع ناگهانی یک توده مغناطیسی با شدت بالا در نقشه مشتق قائم گردیده است و با گسل زمین‌شناسی بخوبی مطابقت دارد و از روی واحد آذرین شامل گرانودیوریت و بیوتیت گرانیت عبور می‌کند.

: نتیجه‌گیری کلی و پیشنهادات

همانطور که در بخش مقدمه ذکر گردید هدف از انجام مطالعه در منطقه خانه خاتون تعیین

خطوارهای مغناطیسی و نیز کنترل و تعیین محدوده بی‌هنگاریها و مناطق امیدبخش می‌باشد که کلیه این عوارض در نقشه شماره آورده شده است. توده‌های نفوذی نیمه عمیق عمدتاً توسط نقشه‌های مشتق قائم و سیگنال بدست آمده است. مجاورت این توده‌ها با گسلها و نیز مجاورت توده‌های نفوذی و خروجی با یکدیگر در پاره‌ای موارد می‌تواند محل خوبی برای کانی‌زایی و تشکیل کانسارها باشد. لذا با توجه به این مسائل مناطق امیدبخش به شرح زیر ارائه می‌گردد.

: P1

این منطقه به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحد کالرملانژ شامل آندزیت بازالت همراه با توفهای بین لایه‌ای و نیز توده گرانودیوریت، بیوپیت گرانیت، دیوریت قرار داشته و به لحاظ عناصر ساختاری خطوارهای مغناطیسی F6 و F13 از آن عبور می‌کند این منطقه غالباً مغناطیسی بالایی در نقشه شدت کل میدان مغناطیسی، نقشه سیگنال و مشتق قائم نشان می‌دهد با توجه به عبور گسلهای مغناطیسی از درون این واحد که می‌توانند مجاری خوبی برای عبور محلولهای گرمابی باشند و نیز کنتاکت بین توده‌های نفوذی و خروجی که در آن محلولهای هیدرترمالی ناشی از توده‌های نفوذی، می‌توانند از عوامل مهم کانی‌سازی باشند لذا این بی‌هنگاری احتمالاً می‌تواند بعنوان یک منطقه امیدبخش تلقی گردد.

: P2

این منطقه به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحدهای توف ریولیتی با آگلومرا همراه با جریانهای لاوای تراکی بازالتی می‌باشد و به لحاظ ساختاری گسل F4 از درون آن عبور می‌کند با توجه به نوع سنگهای موجود بویژه وجود تراکی بازالتها که می‌توانند حاوی کانیهای مغناطیسی مانند منیتیت و پیروپیت باشند لذا این قسمت می‌تواند بعنوان یک واحد سنگی

مغناطیسی (Magnetic Rake) معرفی شده و با توجه به عبور گسل از درون آن و نیز پس از انجام عمل Window agrid می‌تواند بعنوان یک منطقه امیدبخش معرفی گردد.

: P3

این منطقه به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحد ریوداسیت قرار داشته و به لحاظ ساختاری گسل F-9 از درون آن عبور می‌کند با توجه به نوع کانیهای تشکیل دهنده ریوداسیتها که می‌تواند حاوی بیوتیت و آمفیبول که کانیهای آهن‌دار هستند، باشد پس شدت بالای مغناطیس در این منطقه تا حدودی منطقی بنظر می‌رسد و می‌تواند بعنوان یک واحد سنگی مغناطیسی تلقی شود.

: P4

این منطقه به لحاظ زمین‌شناسی بر روی واحدهای کالرملانز شامل آندزیت، بازالت همراه با توفهای بین لایه‌ای و نیز توده گرانوپوریت، بیوتیت گرانیت قرار گرفته و به لحاظ عناصر ساختاری با خطواره مغناطیسی F14 از قسمت جنوبی آن عبور می‌کند. با توجه به نوع سنگها و کن tact توده‌های نفوذی و خروجی که می‌تواند محلهای خوبی برای کانی‌سازی باشد بنابراین می‌تواند به عنوان یک نقطه امیدبخش تلقی شود. /ش ۹



GEOLOGICAL SURVEY OF IRAN
PROSPECT AREA MAP
GIS GROUP
AREA: KHANEH KHATOUN
FLIGHT INTERVAL: 7.5 Km
TIE LINE: 40 Km
DATE: 1379
FIG NO: 9
BY: M.R.AKHAVAN AND M.RAHIMI

