

# مسائل دگرگونی در جنوب ایران - فازهای کوهزائی پرکامبرین تا کیمرین قدیمی

نوشته :

بیژن مجیدی

سازمان زمین شناسی کشور

چکیده : تا چندی پیش هنوز قدیمی در راه مطالعه سنگهای دگرگونی و ارتباط آن با حوادث مهم زمین شناسی برداشته نشده بود و گزارش‌های اجمالی که اینجا و آنجا در نشریات مختلف و بیشتر از زمین شناسان خارجی پیش می‌خورد تنها بدّل اینکه در فلاننجا مثلاً "میکاشیست" یا آمفیبولیت یا گنایس وجود دارد خلاصه می‌شد و غالباً هم سن پرکامبرین برای آنها رنظر گرفته می‌شد - بهمین علت در نقشه زمین شناسی ایران که مورد مراجعه عمومی زمین شناسان است (۱:۲۰۰۰۰۰ شرکت نفت) تمام مناطقی که دگرگون شده تشخیص داده شده بود تنها برنگ صورتی در آمده است. زمین شناسان شرکتهای نفتی که اولین گامهارا در راه زمین شناسی و تهیه نقشه زمین شناسی ایران برداشته‌اند از آنجا که بیشتر توجه‌شان معطوف بمناطق نفت خیز (زاگرس! - کیه داغ) و زمین شناسی نواحی بخصوصی است توجه چندانی بمناطق صورتی رنگ نقشه فوق نداشته‌اند.

مناطق دگرگون شده تاچندی پیش در سازمان زمین شناسی هم مورد توجه چندانی قرار نگرفته بودند تا اینکه از ه سال پیش قسمت سنگ شناسی سازمان زمین شناسی برآن شد که در مناطق صورتی رنگ نقشه فوق نفوذ‌کرد و آنرا از صورت منطقه منوعه بیرون آورد و مطالعات دقیقی را در مورد زمان تشکیل و چگونگی دگرگون شدن آنها و بخصوص ارتباط آنها با مسائل کوهزائی که در خور توجه بسیاری است آغاز نماید و از پتروگرافی که تاکنون کمتر توجهی بآن شده بود در باره حل این مسائل کمک بگیرد. مناطقی که این برنامه تاکنون تحت مطالعه درآمده است و آنها که در برنامه مطالعات آینده است در نقشه نشان داده شده است. موضوع این مقاله مطالعه دگرگونی در جنوب ایران است که شامل مناطق غرب و جنوب سیرجان - شمال و شرق حاجی آباد و دولت آباد می‌شود. مطالبی که در این مقاله آورده شده بیشتر حاصل کوشش‌هایی است که آقایان هوشمند زاده - سبزه‌ای - مجیدی - علوی و بربریان در طی چند سال اخیر بعمل آورده‌اند.

## مختصری از زمین شناسی و تکنیک ناحیه :

سنگهای دگرگونی جنوب ایران بین منطقه خرد شده زاگرس **Crushed Zone** که در مجاورت ناحیه چین خورده زاگرس است و ناحیه کمربند ولکانیکی سراسری جنوب غرب ایران قرار گرفته است. سنگهای متامرف این ناحیه معمولاً بوسیله گسلهای معکوس یا روراندگی در مجاورت سنگهای منطقه خرد شده که سن ژوراسیک، کرتاسه یا جوانتر دارند قرار میگیرد. آنچه در منطقه خرد شده و در منطقه دگرگون عمومیت دارد وجود فعالیت تکنیکی شدید در این دو منطقه است که اغلب دامنه آن تا ناحیه کمربند ولکانیکی کشیده میشود.

نگاهی به نقشه زمین شناسی چهارگوش حاجی آباد ( ۱۷۰ کیلومتر شمال بندر عباس ) و نقشه زمین شناسی نیریز ( غرب سیرجان ) که ضمیمه گزارشات مقدماتی نواحی فوق است این مطلب را روشن میکند.

از منطقه دگرگون که بسمت شمالغرب برویم بتدریج فعالیتهای ماقمانی مختلفی دیده میشود که بصورت نفوذ سنگهای گرانیتی یا گابروئی در منطقه نیریز وجود دارد.

نمونه هایی از این سنگها که برای تعیین سن انتخاب شده، سنی از ژوراسیک تا کرتاسه بدست میدهد ( زاگرس - نیریز ) با توجه باینکه روشهای تعیین سن ( دراینجا پتاسیم - آرگن بوده است ) معمولاً حداقل سن را مشخص میکنند این احتمال که بعضی از این سنگهای نفوذی بسن تریاس باشند ضعیف نیست. بهر حال این سنگهای نفوذی حد بین منطقه دگرگون و منطقه ولکانیکها را در بیشتر نقاط اشغال میکند.

## سن متامرفیسم و ارتباط آن با کوهزایی :

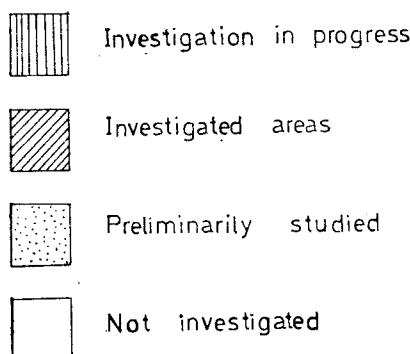
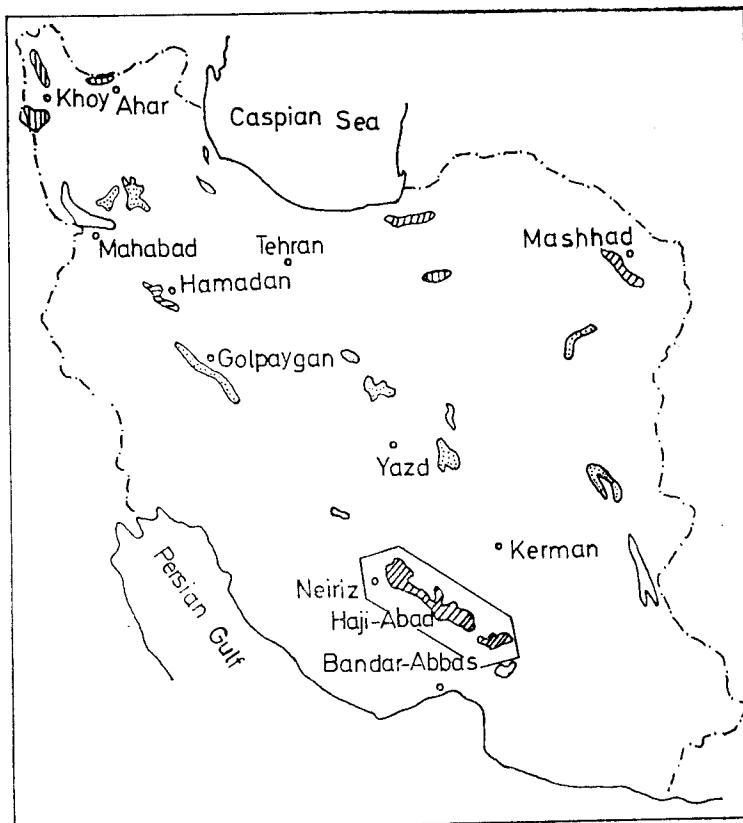
جوانترین رسوبات مجموعه سنگهای دگرگونی که یک آهک کریستالیزه ضخیم ( ۲۰۰-۳۰۰ متر ) فوزولینادر میباشد دارای سن پرمین و باحتمال زیاد پرمین پائین است.

رسوبات ژوراسیک، کرتاسه، و میوسن که معمولاً روی سنگهای متامرف را در این ناحیه میپوشانند هیچیک متامرف نیستند و نظراتی که درباره دگرگون بودن شیستهای ژوراسیک در این ناحیه اظهار میشند کاملاً منفی است، زیرا شیستهای ناسبرده متعلق به پرمین یا قدیمیتر از آن هستند نه ژوراسیک.

فاز آلپین ظاهراً تأثیر چندانی بر سنگهای این ناحیه نمینماید و جز ایجاد مقداری خرد شدگی و احیاناً شیستوزیته که بیشتر در ناحیه **Crushed Zone** دیده میشود تغییر عمدہ ای را در آنها باعث نشده است. پس بطور کلی باید گفت که تمام توده های متامرف جنوب ایران سنی از پرمین پائین دارند.

البته دگرگوینهای حرارتی محلی **Thermic Dom** همراه با نفوذ توده های گرانیتی - گابروئی که باعث تشکیل مقداری سنگهای متامرف از نوع هورن فلس و غیره شده اند در این میان نقشی قابل ملاحظه

ایفا کرده‌اند و البته نباید اینها را با دگرگونیهای عمومی که مورد بحث این مقاله است اشتباه کرد. مثلاً در میان سریهای دگرگونی عمومی منطقه نیریزگاه بگاه سنگهای نفوذی هاله وسیعی را از شیستهای آندالوزیت‌دار یا هورن فلسهای کوردیریت‌دار در اطراف خود تشکیل میدهند.



عکس ۱ - موقعیت منطقه مورد مطالعه

گاهی خود توده‌های نفوذی بیرون نزده‌اند ولی هاله حرارتی آن سنگهای مجاور را متأثر نموده است و منطقه وسیعی را دگرگون کرده است این توده‌های نفوذی معمولاً سنی بسیار جوانتر از سنگهای متأثر ناحیه دارند و همانطور که قبل اشاره شد باید سنی در حدود تریاس یا ژوراسیک داشته باشند و

بالمال سنگهای دگرگون قدیمیتر که در اثر هاله حرارتی دوباره دگرگون شده‌اند سن دگرگونی جوانتری را نشان میدهند.

مسئله دیگری که در اینجا عنوان می‌شود اینستکه آیا تمام سریهای دگرگون این منطقه در یک فاز دگرگون شده‌اند یا در چند فاز؟ و یا بعبارت دیگر مربوط بیک کوهزائی می‌باشند یا بیشتر و بالاخره کدام کوهزائی؟

برای وارد شدن بموضع در اینجا لازم است شرح مختصری از استراتیکرافی و لیتولوژی توده‌های متامorf تا آنجا که تشيخیص داده شده ذکر شود. قدیمیترین یا حداقل زیرترین سنگهای که در این منطقه دیده می‌شوند بطور کلی گرانیت آناتکسی - گرانیت - گنایس و در قسمت جنوب غربی منطقه آهک و دولوپی مرمری شده است ضیخته این طبقات به ۱۵۰ متر تا ۲۰۰ متر میرسد.

روی این طبقات را معمولاً<sup>۱</sup> لایه‌های کم‌ویش خیمی (۰-۴۰۰ متر) از میکاشیست و آمفیبولیت و بالاخره آهکهای متامorf و مرمری شده با ضیخته تقریبی «۱۰۰ تا ۱۴۰۰ متر» روی همه را می‌پوشاند. البته باید در نظر داشت که در طول ناحیه مورد بحث که مترازو از ۳۰۰ کیلومتر است تغییرات لیتولوژی و ضیخته قابل ملاحظه‌ای دیده می‌شود (اعداد ذکر شده مربوط بمنطقه جنوب سیرجان است) مثلاً آمفیبولیتها در جنوب شرق ضیخته زیادی حدود ۲۰۰-۲۵۰ متر دارند و در شمال‌غرب (نیریز) در بسیاری نقاط ازین میروند و مرمر مستقیماً روی گنایس مینشینند. کمپلکس فوق توسط اشخاص نامبرده فوق که در این نواحی زمین شناسی کرده‌اند به کمپلکس آبشویه (جنوب شرق دولت آباد) یا کمپلکس کرسفید (شمال شرق نیریز) نامیده شده است.

روی سریهای دگرگون فوق را معمولاً<sup>۲</sup> یکسری سنگهای دگرگون دیگری می‌پوشاند که از نظر لیتولوژی و رخساره دگرگونی با سنگهای زیرین تفاوت بسیار دارد ولی Huber بسال ۱۹۵۸ آنها را در دنبانه کمپلکس ذکر شده فرض کرده است و همه را بنام کمپلکس سرگز (جنوب دولت آباد) نامیده است. این سری اخیر که در نزدیکی سرگز منطقه وسیعی را می‌پوشاند و همچنین در گرگاب ۶۰ کیلومتری شمال حاجی آباد وسعت قابل ملاحظه‌ای دارد از شیسته‌ها و اسلیتهای کمی متامorf شده تا بیوتیت‌دار کالک - شیسته - ولکانیکها و سنگهای دیا بازیک متامorf شده و لایه‌های نازک تا نسبتاً ضیخته (چند متر) آهک و دولومی متابولور شده تشکیل شده است.

بحث بیشتری راجع بنوع و درجه دگرگونی این دو کمپلکس را در خاتمه می‌آوریم. این را که کمپلکس آبشویه آیا واقعاً در زیر طبقات کمپلکس سرگز واقع می‌شود مطلبی است که در ناحیه چاه سبز جنوب غرب کفه سیرجان بوضوح میتوان دید و در اینکه کمپلکس آبشویه قدیمیترین سنگهای این منطقه است شکی نباید داشت. برگشته بودن طبقات نمیتواند در اینجا مطرح باشد زیرا بسیار بعید و شاید غیر

ممکن است که فرضیه سنگهایی که در زیر کاملاً تبدیل به پاراگنایس و بالاخره گرانیت هموزن شده‌اند و حد تحتانی آنها نامعلوم است در بالا قرار داشته‌اند و در زمانی دیگر برگشته‌اند. بنابراین باید همانطور که گفته شد سنی بین پرمیں و پرکامبرین را برای مجموع دو کمپلکس قطعی دانست.

نمونه‌هایی که برای تشخیص من از کمپلکس کرسفید (آبشویه) در ناحیه نیریز گرفته شده و بروش پتاسیم - آرگن در انستیتوی علوی زمین شناسی لندن توسط Dr. N.J. Snelling تعیین سن گردیده است (از گنایسهای زیر کرسفید) سنی حدود ۰۰۴ میلیون سال داده است که در حدود مرز سیلورین و دونین قرار میگیرد. با توجه باینکه روش پتاسیم - آرگن برای طبقات پالئوزوئیک پائین چندان مناسب نیست و این روش در حقیقت حداقل من را بدست میدهد کامبرین بودن این کمپلکس را نمیتوان منفی دانست از طرف دیگر احتمال اینکه سن بدست آمده فوق مربوط به فازهای ماگمائی و ترمیک باشد که در پالئوزوئیک پائین فعالیت داشته است بسیار زیاد است، و بعلاوه از آنجا که کوهزائی در پالئوزوئیک پائین که بتوان متامرفیسم و تشکیل بیوتیتها را در گنایس بآن مربوط نمود در نواحی جنوب ایران زاگرس و با ایران مرکزی دیده نشده است و بنا برگفته اشتولکلین (مقاله تاریخ ساختهای و تکنیک - ایران ۹۶۸، سازمان زمین شناسی کشور) تمام نواحی ایران در پالئوزوئیک از پایداری و آرامش برخوردار بوده است و کوهزائی قابل ملاحظه‌ای وجود نداشته است، بجرأت باید سن این دگرگونی قدیمی را پرکامبرین داشت.

اما راجع به کمپلکس سرگز، در این سری سنگها آثاری از فسیل در طبقات آهکی آن دیده شده است. دکتر کیمیائی (دانشکده علوم تهران) که یکی از آنها را مطالعه کرده است بدون اینکه نام فسیلی را مشخص کند سن دونین برای آنها پیشنهاد کرده است (هوشمند زاده - مذاکره شخصی) و البته با توجه بآنچه ذکر شد این استباط بنظر ناصحیح نمی‌آید بعلاوه زمین شناسان یوگسلاوی نیز در شمال‌شرق سیргجان باین سنگهای دگرگون برخور德 نموده‌اند و سنگهایی را بسن سیلورین مشخص نموده‌اند (مذاکره شخصی). بهرحال هنوز دلیل کافی برای سن دقیق این طبقات بدست نیامده است.

نکته دیگری که در اینجا وجود دو فاز کوهزائی را تأیید و مشخص میکند وجود زون اسلیت و فیلیت کنگلومرائی است که در پائین ترین قسمتهای شیسته‌ها و اسلیتهای سرگردیده می‌شوند. سیمان کنگلومرا کاملاً متامرف شده و کالیهای سریسیت-کلریت و گاهی بیوتیت در آن تشکیل شده است. قطعات گزنویتی فراوانی باندازه‌های متفاوت از چند میلیمتر تا چند دسیمتر در نقاط مختلف این زون موجود است و بالاخره وجود گزنویتی‌های میکاوشیستهای قدیمی است که وجود فاز قدیمتری را ثابت می‌کند.

قطعات این شیسته‌ها (گزنویتی‌ها) در فاز جدیدتر دوباره چین خورده‌اند و چینهایی موازی با شیستوزیت جدید در آنها بوجود آمده است.

درجه دگرگونی اولیه این گزنویت شیسته‌ها بطور واضح بیشتر از درجه دگرگونی کنگلومرا می‌باشد

و امکان اینکه این قطعات متعلق به شیلهای قدیعی باشند و بعد آنها را با سیمان کنگلومرا همه باهم متامرف شده باشند وجود ندارد پلاوه گزولیتهای دیگر از گرانیت آناکسی و گنایس که در همین کنگلومرا وجود دارد و خود در اثر متامرفیسم اولیه بوجود آمده‌اند مدرک دیگری است برای وجود متامرفیسم قبل از رسوبات سرگز و این مطلب وجود دو فاز کوهزائی را در این منطقه نشان میدهد و بدیهی است که گزولیتهای گرانیت و شیست مربوط به متامرفیسم پرکامبرین است زیرا همانطور که ذکر شد احتمال اینکه کوهزائی دیگری در این فاصله باشد بعید است.

حال باید فاز کوهزائی دیگری را جستجو کنیم که بطبقات دونین؟ سرگز اثر میگذارد و در آنها کلریت - اپیدوت و بیوتیت شیست تشكیل میدهد و بطبقات پرمین کم ویشن اثر مینهد و تا حدی آنها را دگرگون میکند و از طرف دیگر برسوبات ژوراسیک و جوانتر از آن که در این ناحیه موجود است هیچگونه تأثیری نمیگذارد و بالاخره باعث میشود که طبقات آهکهای ژوراسیک بطور دگرشیب زاویه‌دار در ناحیه جنوب شرق دولت‌آباد بروی طبقاتی از سرگز بشینند (بار اول توسط سبزه‌ئی ۱۹۷۱ سازمان زمین‌شناسی کشور دیده شد). البته رسوباتی بسن تریاس در این منطقه دیده و شناخته نشده است مگر در منطقه‌ای در غرب سیرجان (میان گودخوی) که رشته کوههای بلندی از جنس دولومی خاکستری و قهوه‌ای رنگ درجهت شرقی غربی امتداد دارند و چون ظاهراً روی پرمین فسیل دار قرار میگیرند قاعده‌تا باید متعلق بتریاس یا بالای پرمین باشند چون سنگهای جوانتر همه مشخصند.

البته فسیلی در این دولومیها پیدا نشده است و طبق عقیده طراز (سازمان زمین‌شناسی کشور) از نظر لیتولوژی و رخساره مشابهت کاملی بدولومیتهای تریاس پائین و سط ناحیه آباده دارد (مذاکره شخصی) بهرحال در تأثیر این کوهزائی و متامرفیسم بروی سنگهای تریاس سخن نمیتوان گفت زیرا احتمالاً رسوبات دوره تریاس و در بعضی نقاط پرمین نه چندان عمیق بوده‌اند که آثار کوهزائی را در آنها جز در ایجاد شکستگیها و چین خوردگیها بتوان یافت.

اما دگرشیبی بین سرگز ایل دگرگون شده سرگز و ژوراسیک پائین حد تقریباً مشخصی را برای حد بالائی و سن این کوهزائی جوانتر مشخص میکند. و بنابراین سن این متامرفیسم محدود میشود بین قبل از ژوراسیک پائین و بعداز تریاس وسط یا لاقل بعداز پرمین و در این محدوده کوهزائی که بتوان نام برداشت کوهزائی کیمین قدیمی است که از جمله توسط هوشمند زاده و سبزه‌ئی ۱۹۷۲ (سازمان زمین‌شناسی کشور) عنوان گردیده است و بزعم آنها این فاز در تریاس بالا و قبل از ژوراسیک در فعالیت بوده است ولی همانطور که گفته شد نمیتوان تمام متامرفیسم این منطقه را با ان مربوط کرد.

## مختصری از پتروگرافی سنگهای دگرگون ناحیه و مقایسه آنها:

بطورکلی سنگهایی که بنام کمپلکس آبشویه یا کرسفید مشخص شده است از نظر درجه دگرگونی در فاز شدیدتری از سنگهای دگرگونی کمپلکس سرگز قرار میگیرند و کانیهای رخساره آمفیبولیت و قسمت بالای شیست سبز در آنها بوجود میآید که از آن جمله میتوان مسکویت - بیوتیت - هورن بلند و دیستان (کیانیت) را نام برد.

در سنگهای سری سرگز کانیهای بوجود آمده عبارتند از سریسیت - کلسیت - کلریت - اپیدوت و حداکثر مقداری بیوتیت کمرنگ.

مطالعه پتروگرافی سنگها و مجموعه کانیهای آنها نشان میدهد که رخساره دگرگونی سری سرگزرا میتوان با کلریت زون سنگ شناسان اسکاتلنده و یا با زیر رخساره کوارتز - آلبیت - مسکویت - کلریت - مربوط به کمترین درجه دگرگونی از رخساره شیست سبزاً نوع دگرگونی Barrovian - منطبق دانست (Winkler 1968). حال آنکه در سری قدیمتر درجه دگرگونی در درجات بالای رخساره شیست سبز و رخساره آمفیبولیت دیده میشود و معمولاً درجات حد وسط دگرگونی یعنی اواسط رخساره شیست سبز و درهیچ یک از دو کمپلکس دیده نمیشود (لاقل تا آنجا که مطالعه شده است) و این خود شاید از نظر دگرگونی یک gap و حدفاصل را بین این دو کمپلکس نشان دهد که مؤید نتیجه گیریهای قبلی است و با توجه باینکه این مطالعات در منطقه وسیعی انجام شده است تصور اینکه اتفاقاً قسمتهای میانی و حد فاصل آنها از بین رفته باشد و در هیچ جای منطقه دیده نشود پسیار بعید است.

## بحث :

آنچه در مورد سن کوهزائی‌ها گفته شد ساده‌ترین تعبیر و تفسیر و نتیجه گیری است که از مطالب و حقایقی که وجود دارد میتوان ارائه داد.

تعین سن متامرفیسم در گنایسها را که فقط در دو اندازه گیری نتیجه‌ای در حدود مرز سیلورین و دونین میدهد قابل قبولتر و شاید منطقی‌تر باشد که به کوهزائی پرکامبرین ارتباط داده شود تا مثلاً کالدونین هرچند که فعلاً دلیل محکمتری برای اثبات پرکامبرین بودن آن در دست نداریم. یا مثلاً برای سری دگرگون سرگز که سنی از کربنیفر به پائین در نظر گرفته ایم جز پالٹوزوئیک بودن آنرا که از روی وجود بقایای فسیل در آنها میشناسیم مشخص کننده بهتری تا کنون نداشته ایم ولی تا وقتی که دلیل محکمتری برای رد این فرضیات نداشته باشیم باید ساده‌ترین و منطقی‌ترین راه حل را انتخاب میکردیم و بالاخره نتایجی که از مباحثت فوق گرفته شد هرچند که ممکن است از نظر ارائه مدارک مثبتت ناکافی بنظر برسد ولی در حال حاضر محتملترین نتایجی است که میتوان درباره دگرگونی در جنوب ایران عرضه نمود.

### **References**

- Majidi, B. 1972 ,  
Pre liminary report of the geology of Hadji – Abad Quadrangle,  
(G.S.I) , unpubl. report.
- Majidi, B. 1973 ,  
Petrographic character and age of metamorphic complexes of  
south Iran , (G.S.I) , unpubl. report.
- Sabzehii , M. , Majidi , B. and Alavi , M. 1970 ,  
Preliminary report of geology and petrography ef metamorphic  
complexes of Neiriz Quadrangle (G.S.I) , unpubl. report.
- Winkler , H.G.F. 1967 ,  
Petrogenesis of Metamorphic Rock. Berlin , Springer – Verlag.
- Huber , H. , 1958 ,  
Geological report on the Esfandagheh area. Iran oil Company  
unpublished report.
- Stöcklin , J. , 1968 ,  
Structurel history and teetonic of Iran: a review. American  
Association of Petroleum Geologists Bulletin , Vl. 52 No. 7.