



وزارت صنعت، معدن، تجارت

سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور

عنوان:

گزارش نقشه زمین شناسی 1:100.000 بسیز (بساب)

شماره برگه:

7152

ه.ضیا

1383

سال تولید:

تهیه کننده / تهیه کنندگان:

TR289

## گزارش نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰

### برگه شماره ۷۱۵۲ - سیریز (بساب)

#### موقعیت جغرافیایی و زمین ریخت شناسی

محدوده زیرپوشش ورقه ۱:۱۰۰۰۰۰ زمین شناسی سیریز در میان طول های جغرافیایی ۵۵ درجه و ۳۰ دقیقه تا ۵۶ درجه خاوری و عرض جغرافیایی ۳۱ درجه تا ۳۱ درجه و ۳۰ دقیقه شمالی جای گرفته است.

منطقه مورد مطالعه در شمال باختری شهرستان زرند، در استان کرمان جای دارد. روستای سیریز واقع در جنوب خاوری ورقه در فاصله ۷۰ کیلومتری شمال باختری شهر زرند جای گرفته است. مهمترین آبادیهای منطقه روستاهای سیریز بساب، جوادیه، الهیه، باجگون هستند. جاده آسفالتی بافق -زرند در شمال خاوری و راه آهن سراسری کرمان، زرند، تهران از شمال باختری به جنوب خاوری ورقه کشیده شده است. راه ارتباطی سیریز به دهستان نوق رفسنجان ارتباط روستاهای شهرستان زرند با رفسنجان را امکان پذیر می کند.

بلندترین نقطه منطقه در کوه باجگون ۲۸۹۰ متر و پست ترین نقطه در شمال باختری ورقه با ارتفاع ۱۰۵۷ متر از سطح دریا بلند است. آب و هوای منطقه نیمه بیابانی و بیابانی است. میانگین بارندگی سالیانه کمتر از ۱۰۰ میلی متر و درجه حرارت سالیانه ۱۵ تا ۲۰ درجه سانتیگراد است (اطلس اقلیمی ایران). رشته کوه باجگون در شمال و شمال خاوری، رشته کوه داوران در جنوب و جنوب باختری ورقه و رشته کوه براویک در حد فاصل این دو رشته کوه با روند جنوب خاوری، شمال باختری کشیده شده است. در حد فاصل این رشته کوهها دشتهای آبرفتی گسترده شده اند.

بر اثر گردآمدگی ماسه های بادی، ریختهای ویژه تلماسه ای مانند برخان و تپه های ماسه ای در مجاورت رشته کوههای شمالی و مرکزی ورقه دیده می شوند.

ستینگ سازترین سنگ های منطقه سنگ آهک های کرتاسه اند که در شمال خاوری، مرکز و جنوب باختری ورقه، رشته کوه ها و قله ها را پدید آورده اند.

رودخانه شور در جنوب خاوری گسترده مورد بررسی، تنها رودخانه دائمی روان در منطقه است که به دلیل شوری زیاد قابل استفاده نیست، کشت و فرآوری پسته مهمترین شغل مردم منطقه است که با استفاده از آب شماری از قنوات قدیمی و چاه های نیمه عمیق و عمیق میسر می شود.

#### زمین شناسی

##### موقعیت ناحیه در زمین شناسی ایران

گستره نقشه از دیدگاه زمین ساختاری در جنوب باختری زون ساختاری ایران مرکزی قرار دارد. وجود گسلهای فعال با امتداد شمال باختری - جنوب خاوری نشانده بپویائی منطقه است و نشان میدهد که رویدادهای زمین ساختی در این گستره مانند سایر نقاط ایران مرکزی فشارهای پی در پی را پس از کرتاسه و دوران سوم بر منطقه اعمال نموده است.

##### تشریح واحدهای سنگ چینه ای

##### سری مراد $PC^m$

کهنه ترین واحد سنگ چینه ای رخنمون یافته در منطقه سنگ نهشته های کمی دگرگونه مربوط به پر کامبرین است. این سنگ نهشته ها در ۱۰ کیلومتری جنوب باختری تاشکوئیه در هسته یک تاقدیس خردشده کهنه با روند شمال باختری - جنوب خاوری رخنمون دارد. این واحد از شیل های سیلتی، ماسه سنگ خاکستری نازک لایه (کمتر از ۳۰ سانتی متر) و گری وک دگرگونه تشکیل شده است. این واحد حالت تپه ماهوری دارد. قاعده این نهشته ها رخنمون ندارد. این سنگ نهشته ها بصورت ناپیوسته و هم شیب با دولومیت آهکی بدبو (Foietid) و سیلت سنگ های مربوط

به سری بایندر پوشیده میشود. هیچ گونه سنگواره ای از این واحد بدست نیامده است و تنها براساس موقعیت چینه‌نگاشتی هم ارز نهشته های سری مراد در منطقه کرمان در نظر گرفته شده است و سن پرکامبرین پسین به آن نسبت داده شده است.

#### نهشته های هم ارز سازند بایندر $\text{PC-E}^{\text{d.sh}}$

برروی نهشته های سری مراد تناوبی از دولومیت آهکی، سنگ آهک سیاه رنگ کریستالیزه بدبو (Fetid) با شیل های سیلیتی خاکستری متمایل به سبز روشن کم و بیش میکارد به صورت ناپیوسته و هم شیب (disconformable) می‌نشیند که ستبرای آن به حدود ۵۰ متر میرسد. هیچ گونه آثار فسیلی از این واحد سنگ چینه ای بدست نیامده و تنها از نظر موقعیت چینه‌نگاشتی و رخساره سنگ شناختی میتوان آن را هم ارز نهشته های بایندر به سن پرکامبرین پسین- کامبرین زیرین در نظر گرفت.

#### سری دزو $\text{PC-E}^{\text{d.gy}}$

برروی سنگ نهشته های سری بایندر به صورت گسلیدگی سنگ نهشته هایی شامل دولومیت چرتی ماسه سنگ آهکی دولومیتی، قهقهه ای، گچ، شیل ( $\text{PC-E}^{\text{d.gy}}$ ) نهشته شده اند، که ستبرای آن در شمال باختری ورقه به بیش از ۱۰۰۰ متر میرسد. درون این واحد سنگهای آذرین شامل آندزیت، آندزیت بازالت، توف دیابازی، دیوریت و میکروگابرو (Ig) دیده می‌شود. برروی واحد  $\text{PC-E}^{\text{d.gy}}$  به صورت پیوسته و هم شیب، دولومیت چرتی سنگ آهک دولومیتی قهقهه ای همراه با آثار جلبک استروماتولیت ( $\text{PC-E}^{\text{d.l}}$ ) به ستبرای بیش از ۵۰۰ متر نهشته شده است. دربرخی رخمنون ها ماسه سنگ های سازند داهو بگونه ای هم شیب و ناپیوسته (disconformable) برروی دولومیت های بخش های بالایی این مجموعه نهشته شده اند.

در بعضی از رخمنون ها نمیتوان بخش های گوناگون سازند دزو را هم تفکیک کرد ( $\text{PC-E}^{\text{d}}$ ). از این مجموعه سنگ چینه ای هیچ سنگواره ای بدست نیامده است. با توجه به ویژگیهای سنگ چینه ای که بی واسطه سنگ های سری داهو برروی آن نهشته شده است. قسمت زیرین آن را میتوان هم ارز سری دزو و بخش های زیرین آن را هم ارز بازوت در البرز با سن پرکامبرین پسین، کامبرین زیرین نسبت داد.

#### سری داهو $\text{E}^{\text{da}}$ (کامبرین زیرین)

این واحد از ماسه سنگ قرمز تا بنفش و شیل سیلیتی همراه با لایه بندی متقطع و ترکها-ی گلی مارک تا متوسط لایه (۱۰-۵۰ سانتی متر) پدیده شده است. این واحد بگونه هم شیب و ناپیوسته (disconformable) برروی سری رسو نهشته شده است. بیشترین ستبرای این نهشته ها حدود ۱۰۰۰ متر است که در هسته یک ناویدیس برگشته در شمال خاوری ورقه دیده میشود. در سازند داهو یک افق کنگلومرایی با قالوه های چرتی سیاه رنگ گردشده ( $\text{E}^{\text{c}}$ ) با ستبرای ۱ تا ۳ متر دیده میشود که سازند داهو را به دو بخش می‌کند. ( $\text{E}^{\text{s1}}$ ،  $\text{E}^{\text{s2}}$ ). این افق کنگلومرایی نشانگر یک بریدگی ناپیوستگی در واحد سنگ چینه ای داهو است. برروی این افق ماسه سنگ های قرمز رنگ و منش، کنگلومرای ریزدانه و شیل سبز رنگ دیده می‌شود ( $\text{E}^{\text{s2}}$ ). برروی این واحد کوارتز از شیب پایه سازند کوهبنان "Top Quartzite" نهشته شده است.

#### سازند کوهبنان ( $\text{E}^{\text{q}}\text{، } \text{E}^{\text{k2}}\text{، } \text{E}^{\text{k1}}\text{، } \text{E}^{\text{k}}$ )

برروی ماسه سنگ داهو یک افق کوارتز آرنایت سفیدرنگ، پایه سازند کوهبنان ( $\text{Top Quartzite}$ ) ( $\text{E}^{\text{q}}$ ) قرار می‌گیرد که ستبرای آن بین ۱۰ تا ۵۰ متر می‌باشد. این ماسه سنگ کوارتز آرنایت بطور محلی آگشته به اکسیدآهن است که مقدار آن در شمال باختری سیریز افزایش می‌یابد. برروی افق ماسه سنگ کوارتز آرنایتی تناوب شیل های قرمز رنگ، ماسه سنگ همراه درون لایه های دولومیت ضخیم لایه قهقهه ای رنگ (۱۰۰-۵۰ سانتی متر) و سنگ آهک نازک لایه ( $\text{E}^{\text{k1}}$ ) جای می‌گیرد. ستبرای این مجموعه سنگ چینه ای از ۸۰ متر در جنوب تاشکوئیه تا ۱۵۰ متر در شمال باختری سیریز تغییر می‌کند.

سنگواره های زیر توسط خانم. نوازی در افق سنگ آهک تشخیص داده شده است:

Trilobites Crinoidsdebris, Mollusca flag. Worm trace.

بر روی واحد  $E^{k1}$  تناوبی از دولومیت متوسط تا ضخیم لایه های شیلی قرمز رنگ می نشینند. ستبرای آن از ۲۰۰ متر در جنوب تاشکوئیه تا ۳۰۰ متر در شمال باختری سیریز تغییر می کند.

این دولومیت ها در بعضی جاهای تبلور دوباره پیدا کرده اند. این واحد در نقشه با  $E^{k2}$  نشان داده شده است. در سطح نقشه در محل هایی که سازند کوهبنان قبل تفکیک است بصورت دو عضو جدا از هم نبوده است. این واحد به عنوان واحد  $E^k$  نشان داده شده است. بر روی سازند کوهبنان به صورت هم شیب و ناپیوسته در جنوب تاشکوئیه، یک افق مشخص فسیل دار می نشیند که سن سیلورین بالایی برای آن بدست آمده است. بدین سان برپایه فسیل های مطالعه شده و موقعیت سنگ چینه ای میتوان سن کامبرین میانی - بالایی را به این سازند نسبت داد.

#### S<sup>I</sup><sub>n</sub> واحد

در شمال خاوری ورقه مورد مطالعه بر روی سنگ نهشته های زیرین سازند کوهبنان ( $E^{k2}$ ) به صورت هم شیب و ناپیوسته، تناوبی از دولومیت، سنگ آهک دولومیتی نازک تا متوسط لایه، شیل های قرمز رنگ نهشته شده است که ستبرای آن به ۲۰۰ متر میرسد. این واحد توسط ولکانیکهای سیلورین که در قسمت های زیرین آن در تناوب با دولومیت است، پوشیده می شود این واحد در ۱۰ کیلومتری جنوب تاشکوئیه حاوی سنگواره های خارپوست و بازوپایان (Brachiopod) است که بازوپایان زیر توسط ف. گلشنی از آن مطالعه شده است.

Salopina cf. brandi, Epitomyonia af. Clausula., Brachyprin. Sp., Eospirifer sp., Dolerorthis sp., Howellella cf. elegans.,

و براساس این مجموعه فسیلی سن سیلورین بالایی (Wenlochin-Ludlovian) به این مجموعه سنگ چینه ای نسبت نمی دهد. این مجموعه را می توان هم ارز سازند نیور در نظر گرفت.

#### S<sup>v</sup>, OS<sup>v</sup> واحد

در گستره مورد مطالعه سنگهای آتش فشانی با ترکیب آندزیت تا بازالت در افق های گوناگون دیده می شود در شمال خاوری سیریز این واحد بر روی بخش بالایی سازند کوهبنان ( $E^{k2}$ ) دیده می شود و در مطالعه سنگ شناختی مقاطع نازک بازالت حفره دار با ترکیب کانی شناسی اولیوین نیمه شکل دار دگرسان شده به ایدینگسیت، کلریت و بولنزیت میباشد. پلاژیوکلازهای این بازالت بیشتر به رسی و زئولیت دگرسان شده اند و درون سنگ حفرات درشت و ریزی وجود دارد که اغلب توسط کلریت، سیلیس های بی شکل، زئولیت و کلسیت پر شده است.

در ۱۰ کیلومتری جنوب تاشکوئیه سنگهای آتش فشانی با ترکیب بازالت سدیک (کراتوفیر) بر روی سنگ نهشته های دولومیتی و سنگ آهکی سیلورین دیده می شوند و در قسمت های زیرین با دولومیت واحد S<sup>I</sup><sub>n</sub> در تناوب است و زینولیت هایی از دولومیت در قسمت های میانی آن دیده می شود. ترکیب کانی شناختی این بازالت پلاژیوکلازهای درشت بلور و دارای دگرسانی مشخص و ماکل پلی سنتیک (Polysynthtich) است. زمینه سنگ را میکرولیت های فلدسپاری آلکالن تشکیل می دهد. بافت بازالت ها اینترسال و ریزلولوهای هورنبلند در زمینه سنگ وجود دارد که بشدت کلریتی شده است. سن این گدازه ها جوانتر از سیلورین است. وجود گدازه های آتش فشانی با سن های ناهمسان نشان دهنده تکاپوهای چند فاز آتش نشانی در پالئوزوئیک زیرین است.

#### Pz<sub>1</sub> واحد

در شمال باختری سیریز سنگ نهشته های با ترکیب تناوبی از دولومیت قهوه ای رنگ متوسط لایه تا ضخیم لایه (۳۰-۱۰۰ سانتیمتر)، سنگ آهک دولومیتی، ماسه سنگ کوارتز آرنایت، ماسه سنگ آهکی قرمز رنگ و شیل دیده می شود. ستبرای این واحد به بیش از ۱۵۰۰ متر میرسد. در بعضی افق های سنگ آهکی سنگواره های هیولیتید (Hyolitid)، کرینوئید و برآکیوپدهای ریز در آن دیده می شود. این واحد کم و بیش دگرگون شده است و در آن سنگواره های زیر تشخیص داده شده است.

Eopteropoda (Styliolina sp.,) family ammcdiscidae.

Mollusca frag.

Rhipidomella sp.,

به این مجموعه فسیلی سن پالئوزوئیک زیرین نسبت داده اند.

این واحد برگشته است و مرز آن با نهشته های تریاس - ژوراسیک گسله است و متوسط سنگ آهک دولومیتی بلورین واحد  $Pz_2$  پوشیده می شود. این واحد سنگی چینه ای از نظر رخساره سنگی شباهت بسیاری با سازند درنجال به سن کامبرین دارد.

#### **$Pz_2$ واحد**

در جنوب باختری سیریز ببروی واحد  $Pz_1$  به صورت گسله سنگ آهک دولومیتی بلورین شده سفیدرنگ دیده می شود سترای این واحد به ۳۰ تا ۵۰ متر میرسد. این واحد توسط گرانیت سیریز بازلورین شده است. از این سنگ آهک دولومیتی سنگواره های زیر بدست آمده است.

Umbella sp., Crinoid frag, Mollusca frag., Agla frag.

سن این واحد به پالئوزوئیک زیرین نسبت داده شده است.

تریاس

#### **$TR^s$ واحد**

این واحد تنابی از شیل های قرمز رنگ، ماسه سنگ کوارتز آرنیتی ضخیم لایه (بیش از ۵۰ سانتی متر) با میان لایه هایی از دولومیت و سنگ آهک آرژیلی ورمیکوله، ماسه سنگ آهکی قرمز رنگ است. سترای لایه های ماسه سنگ کوارتز آرنیتی به بیش از ۳۰ متر میرسد. در بعضی افق ها سنگ آهک حاوی پیوسته های دو کفه ای (Psedomontis clarai) هستند، ماسه سنگها دارای چینه بندی چلیپایی، نقش های موج مانند هستند. سترای افق دولومیتی از ۱۰ تا ۴۰ متر متغیر است. در قسمت های بالایی مقدار سیلیس کم و به مقدار آهن آن افزوده می شود. گسترش این واحد سنگ چینه ای در شمال خاوری ورقه بوده و سترای آن به ۵۰۰ متر می رسد، و به صورت پیوسته و هم شیب به دولومیتهای خاکستری متمایل به نخودی ضخیم لایه سازند شتری تبدیل می شود.

هیچ سنگواره ای از آن بدست نیامده است و براساس موقعیت چینه شناسی هم از سازند سرخ شیل به سن تریاس زیرین در نظر گرفته شده است.

#### **$TR_{sh}$ سازند شتری**

این واحد که از دولومیت های خاکستری رنگ متوسط و ضخیم لایه، سنگ آهک دولومیتی و دولومیت تبلور یافته پدید آمده، صورت پیوسته و هم شیب ببروی سازند سرخ شیب جای میگیرد و توسط سنگ آهک خاکستری و سفیدرنگ (سنگ آهک اسپهک) پوشیده می شود. گسترش این واحد در شمال خاوری ورقه است که بدلیل مقاوم بودن در برابر فرسایش ستیغ ساز شده است.

و سترای آن بین ۱۰۰ تا ۵۰۰ متر تغییر می کند. از سنگ آهک دولومیتی این واحد سنگواره های زیر بوسیله خانم نوازی تشخیص داده شده است.

Turrispirillina sp., Ostracods., Mollusca frag.

Glomospirella irregularis Calcitronella sp., Nodosandae

Thaumatoporella? Sp., Planiivolut sp.,

این مجموعه فسیلی به تریاس میانی نسبت داده شده اند.

#### **عضو اسپهک**

برروی دولومیت های شتری یک واحد سنگ آهک خاکستری و سفیدرنگ ضخیم لایه به صورت پیوسته و هم شیب (Conformable) دیده می شود. سترای این عضو به ۳۰ تا ۵۰ متر می رسد و سنگواره های ریز توسط م. نوازی در آن تشخیص داده شده است:

Trochammina almtalensis Diplotermina sp., Glomospirella fraicdia  
Glomospirella irreguallaris Nodosaridae, Ostracods.

Involutina sp., Agathammina ? sp., Posidonomia

Microprolematica (Muranella?sp.), Charophyta calcitronella sp.,

Planinvoluta sp., Fronicaiana sp., Crinoid

Microgastropoda.

سن این مجموعه فسیلی به تریاس میانی نسبت داده شده است.

**واحد ۲ TR<sub>1-2</sub>**

این واحد شامل دولومیت، سنگ آهک دولومیتی، سنگ آهک مرمری شده سفیدرنگ است که در شمال باختری سیریز رخنمون دارد و ستبرای آن ۱۰۰ متر می‌رسد. این واحد به صورت دگرشیب بروی سازند کوهبنان می‌نشیند و توسط شیل و ماسه سنگهای ژوراسیک پوشیده می‌شوند. در بخش زیرین آن یک افق بوکسیتی دیده می‌شود. از این واحد هیچ سنگواره‌ای بدست نیامده است و تنها براساس موقعیت و رخساره سنگ چینه‌ای میتوان آنرا معادل سازند شیل و شتری، در شمال خاوری ورقه در نظر گرفت و سن تریاس زیرین- میانی را به آن نسبت داد.

**سازند نای بند TR<sub>n</sub>**

در شمال خاوری ورقه بروی سنگ آهک خاکستری رنگ اصفهک تناوبی از سنگ آهک دولومیت قهوه‌ای و شیل دیده می‌شود، که ستبرای آن در شمال خاوری با جگون در هسته ناویدیس به ۱۵۰ متر می‌رسد. در همبری بیازند نای بند و عضو اسپهک یک افق خاک قرمز رنگ کهن همراه با لایه‌های چرتی جای دارد که نشانده‌هند حرکات خشکی زایی در حوضه بعد از تریاس میانی و قبل از تریاس پایانی است. سنگواره‌های زیر توسط م. نوازی در آن تشخیص داده شده است:

Turritenella Mesotriasica, Ostracods, Molluscea frag.  
Micro problematica, charophta.

که سن تریاس میانی را برای این واحد سنگی نشان میدهد.

**واحد TR<sub>J<sub>s</sub></sub>**

این واحد در شمال خاوری ورقه از ماسه سنگ کوارتزیتی با میان لایه‌های شیل همراه با بین لایه‌های ذغال دار تشکیل شده که با همبری گسله بروی نهشته‌های کهن تر می‌نشیند در شمال باختری سیریز ستبرای آن به بیش از ۱۰۰۰ متر می‌رسد و متحمل دگرگونی شده است. آثار فسیل گپاهی در آن دیده می‌شود که امکان تعیین سن آن فراهم نیامد و تنها از روی شواهد سنگ چینه‌ای میتوان سن تریاس پایانی، ژوراسیک زیرین را به آن نسبت داد.

**واحد TR<sup>dv</sup>**

در شمال باختری سیریز در درون سنگ نهشته‌های واحد TR<sub>J<sub>s</sub></sub> تناوبی از دولومیت چرتی و سنگهای آتش فنشاری با ترکیب بازالت دیده می‌شود که ترکیب کانی شناختی آن پلازیوکلاز + فلدسپار آلکالن است که پلازیوکلازهای آن به اپیدوت و کلسیت دگرسان شده اند و در آن شیشه پالاگونیتی دیده می‌شود.

**سازند شمشک ۱ J<sup>sh.s</sup>**

در شمال خاوری ورقه ماسه سنگ‌های کوارتز آرنایتی، ماسه سنگ گریوکی، بین لایه‌هایی از شیل‌های ذغالی و در بعضی جاهای لایه‌های آهکی دیده می‌شود که به صورت هم شیب بروی سازند نای بند قرار می‌گیرند. در مقطع جنوب تاشکوئیه سنگواره‌های زیر توسط خانم م. نوازی در آن تشخیص داده شده است.

Nodosaria sp., Cristellavia sp., Planllovoluta sp., Milliolid Globochacte sp., Crinoid frag. Echinoid spine and debries ophthalmidum sp. Neoendolthyra sp., vidolinma? Sp., Gaudvyina sp., Ammodiscus sp., Annelida. Crinoid frag.

همچنین آثار فسیل گیاهی از این سنگ نهشته‌ها بدست آمده است که امکان تعیین سن آن فراهم نیامد. سن مجموعه فسیلی بالا به لیاس نسبت داده می‌شود.

**کرتاسه**

رخنمون‌های کرتاسه بیش از دو سوم رخنمون‌های سنگی این ورقه را تشکیل میدهد. سنگ نهشته‌های کرتاسه با دگرشیبی فرسایشی با یک پایه کنگلومرا بی بروی واحدهای قدیمی دیده می‌شوند.

- K<sup>c</sup><sub>1</sub> : این واحد کهن ترین واحد کرتاسه است و از کنگلومرا درشت دانه با جورشدگی ضعیف و گردشگی به نسبت خوب پدید آمده است. قلوه‌های این کنگلومرا از دولومیت، سنگ آهک و کوارتز آرنایت‌های پالئوزوئیک و مزوژوئیک تشکیل شده است. اندازه قلوه‌ها به ۲۰ سانتی متر می‌رسد. ستبرای این کنگلومرا از ۳ متر در جنوب خاوری سیریز تا بیش از ۵۰۰ متر در جنوب تاشکوئیه در تغییر است.

**- واحدهای  $K^{l2}_1, K^{m2}_1, K^{l1}_1, K^{m1}_1$** 

بر روی کنگلومرایی پایه یک واحد مارن سبزرنگ ( $K^{m1}_1$ ) که در آن مقداری سنگ آهک و ژیپس وجود دارد، ستبرای این واحد از ۳ متر تا ۱۰۰ متر تغییر میکند. این واحد به صورت پیوسته و هم شیب بوسیله واحد سنگ آهک ماسه‌ای ( $K^{l1}_1$ ) پوشیده میشود که این واحد سنگ آهکی سرشار از اربی تولینا است. ستبرای این واحد به ۳۰ متر میرسد و سنگواره‌های زیر از واحد سنگ آهک ماسه‌ای توسط خانم م. نوازی مطالعه شده است:

*Orbitolina lenticularis lenticulina sp., Pseudocyclammina? Sp.,  
Orbitolina sp., Echinoid's spone and debris. Mollusca's frag.  
Coral frag. Algal. Boulina sp.*

واحد  $K^{l1}_1$ : بطور پیوسته و هم شیب بوسیله واحد مارنی سبزرنگ روشن با درون لایه آهک مارنی به ستبرای ۵۰ تا ۱۰۰ متر پوشیده میشود. سه واحد سنگی  $K^{m2}_1, K^{l1}_1, K^{m1}_1$  در شمال باختری سیریز گسترش کمتری دارند و قابل تفکیک نیستند و به صورت واحد تفکیک نشده نسبت داده شده است.

**- واحدهای  $K^{l2}_{1-2}, K^{l2}_1$** 

بر روی واحد سنگی مارن بالایی ( $K^{l2}_1$ ) به ستبرای ۱۰۰ تا ۲۰۰ متر به صورت پیوسته و هم شیب جای میگیرد در رشته کوه مورد درون لایه‌های از مارن سبزرنگ در آن دیده میشود. در رشته کوه داوران در باختر و شمال باختری ورقه این واحد از سنگ آهک خاکستری ضخیم لایه همراه سنگ آهک رسی و مارن ( $K^{l1}_2$ ) پدید آمده است که بر روی واحد ( $K^{m1}_1$ ) به صورت پیوسته و هم شیب جای میگیرد. واحد سنگی ( $K^{l2}_1$ ) به صورت پیوسته و هم شیب توسط سنگ آهک سفید تا خاکستری رنگ ضخیم لایه ( $K^{l2}_{1-2}$ ) پوشیده میشود. این سنگ آهک سرشار از پوسته‌های فسیلی و از نوع سنگ آهک اسپاریتی است و سنگواره‌های زیر از این واحداً بدست آمده و بوسیله خانم م. نوازی مطالعه گردیده است.

*Orbitolina sp., Psedocyclammina sp., Nodosarida.  
Psedocyclammina hedbergia., Spong spiculis. Elthelina alba.  
Lithocodium eggregatum. Boulina sp., Miliolid, Ostraco pelagic.  
Acicularia sp., Psedo textulariella sp., Textularia sp., Dictyoconous arbicus. Mollusca frag.*

سنگواره‌های بالا سن آپتین-سنومانین (Aptian-Cenomanian) را به این مجموعه سنگی نسبت می‌دهند.

- در سطح نقشه که تفکیک نمایش واحدهای  $K^c_1, K^{l1}_1, K^{m1}_1, K^{l2}_1, K^{m2}_1$  به علت ستبرای کم و درهم آمیختگی میسر نبوده است. به صورت  $K_1$  نشان داده شده است.

-  $K^l_2$ : در شمال خاوری جوادیه بروی نهشته‌های کرتاسه زیرین ( $K^{l1}_{1-2}$ ) سنگ آهک نازک لایه تا متوسط خاکستری رنگ با میان لایه‌های مارنی به صورت هم شیب و پیوسته نهشته شده است که ستبرای آن به ۱۰۰ متر می‌رسد در این مجموعه سنگواره‌های زیر بدست آمده است و بوسیله خانم م. نوازی مطالعه شده است. *Heterohelix sp. Hedbergella sp., Eouvierina sp., Lenticulina sp., Oligosteginio Retalipora? Sp., Mollusca frage. Clobotruncana concouta (Brotzen) Globotruncana lapparenti groups. Nodosaria sp.,* این واحد سنومانین - سانتونین (Cenomanian-Santonian) نسبت داده میشود.

**- شیل‌های بیابانک ( $K^{l2}_{b2}-K_{b1}$ )**

در جنوب باختری گسل داوران در دامنه‌های جنوب باختری رشته کوه داوران سنگ آهک کرتاسه زیرین ( $K^{l1}_{1-2}$ ) با همبrijی گسله در مجاورت سنگ نهشته‌های شیلی و مارنی واحد سنگی بیابانک ( $K_{b1}$ ) که دارای درون لایه‌هایی از سنگ آهک جای میگیرد. به سمت بالا واحد شیلی-مارنی به یک واحد سنگ آهک خاکستری رنگ همراه با شیل های سیلتی و مارن ( $K^{l2}_{b2}$ ) تبدیل میشود. این واحدها کم و بیش دگرگون شده اند. ستبرای این واحد به بیش از ۲۰۰ متر میرسد. در نمونه‌هایی که از سنگ آهک واحد  $K^{l2}_{b2}$  توسط خانم نوازی مطالعه گردیده، سنگواره‌های زیر تشخیص داده شده است.

*Lenticullina sp., Nodosaria sp., Gaudryina sp., Orbitolina sp., Ophthalmidium sp., Textularia sp., Blgeneria sp., Saboudia sp., Aeolisaccus sp., Algae fragments*

این مجموعه سنگ چینه‌ای را می‌توان معادل شیل‌های بیابانک به سن کرتاسه زیرین در نظر گرفت.

کرتاسه بالایی، پالئوژن

**K<sup>f</sup>**

در باخته ورقه تناوبی از مارن های سبزرنگ، سنگ آهک خاکستری رنگ ضخیم لایه چرت دار، ماسه سنگ آهکی و کنگلومرا با همبry گسله با واحدهای سنگی دیگر رخمنون پیدا می کند و ستبرای این واحد به ۵۰۰ تا ۶۰۰ متر می رسد و مجموعه فسیلی زیر توسط م. نوازی در آن تشخیص داده شده است:

Textularids. Miliolids. Calcisphaera sp.

که سن کرتاسه پسین پالئوژن را به آن نسبت میدهد.

**K<sup>c</sup> (کنگلومرا کرمان)**

بر روی سنگ آهک های کرتاسه زیرین، در شمال خاوری ورقه و رشته کوه بزار یک افق کنگلومرا ضخیم لایه، با جور شدگی خوب قلوه ها به صورت دگرشیب در حاشیه دیده می شود. قلوه های این کنگلومرا از سنگ آهک کرتاسه، ماسه سنگ و کوارتز آرنیت های مزو佐ئیک و پالئوزوئیک با گردش دگردشگی متوسط تا خوب تشکیل شده است. سیمان این واحد کنگلومرا ای آهکی است و آن را می توان با کنگلومرا کرمان مقایسه نمود که سن آن از دیدگاه آقای رحیم زاده (۱۹۸۳) از کرتاسه بالایی تا پالئوسن است.

**P<sup>g</sup>**: در باخته ورقه یک واحد کنگلومرا ای با قطعات ولکانیکی، دولومیت، سنگ آهک با جوشیدگی ضعیف قلوه ها دیده می شود که به صورت دگرشیب بر روی واحدهای کهنه تر نهشته شده است. گردش دگردشگی قلوه های این کنگلومرا کم بوده از بعضی از قلوه های آن، یک متر هم میرسد. قطعات این کنگلومرا زیر تاثیر دگرگونی قرار گرفته و کشیده شده اند. ستبرای این واحد به بیش از ۱۰۰۰ متر می رسد. سن این کنگلومرا را میتوان به پالئوژن نسبت داد.

**نئوژن: (M<sup>m</sup>, N<sup>c</sup>)**

نهشته های مربوط به نئوژن در باخته ورقه گسترش بیشتری دارند. این نهشته ها از مارنهای رنگین به رنگهای قرمز تا زرد (M<sup>m</sup>) تشکیل می گردد که در بعضی جاها تیغه های ماسه سنگی و کنگلومرا ای در آن مشاهده می شود. بر روی این واحد مارنی واحد کنگلومرا ای با شیب کم با جوشیدگی به نسبت خوب (N<sup>c</sup>) و سیمانی سست نهشته شده است. ضخامت این واحد قابل توجه بوده و قلوه های تشکیل دهنده آن را بیشتر سنگ آهک های کرتاسه تشکیل میدهد. سن این نهشته را میتوان به میوسن - پلیوسن نسبت داد.

**پادگانه ها و مخروط افکنه های قدیمی (PIQ<sup>c</sup>)**

نهشته های این واحد را کنگلومرا ای با شیب کم (کمتر از ۱۰ درجه) تشکیل میدهد که به شکل پادگانه ها و مخروط افکنه های کنگلومرا ای بر روی نهشته های کهنه تر به صورت دگرشیب نهشته شده اند. قلوه های این کنگلومرا را سنگ آهک کرتاسه، ماسه سنگ، دولومیت های مزو佐ئیک و پالئوزوئیک تشکیل میدهد. این سنگ نهشته هنوز به طور کامل سیمانی نشده اند: به این نهشته سن پلیوسن - کواترنر را می توان نسبت داد.

کواترنر

نهشته های چین نخورده مربوط به کواترنر تا عهد حاضر شامل  $Q^{sd}, Q^s, Q^{cf}, Q^{al}, Q^{ft_1}, Q^{ft_2}$  میباشند این رسوبات بیشتر دشتها را می پوشانند. نهشته های  $Q^{ft_1}$  شامل پهنه های مرتفع و قدیمی  $Q^{ft_2}$  شامل پهنه ای پست و جوان (ماسه، سیلت، رس)،  $Q^{cf}$  شامل سیلت و رس که در بعضی جاها تبدیل به زمین کشاورزی گشته اند.  $Q^s$  پهنه های ماسه ای  $Q^{sd}$  از تپه های ماسه بادی رونده تشکیل شده است. تپه های ماسه ای در مجاورت رشته کوه بر ایک گسترش وسیعی دارند.

**توده های نفوذی و دگرگونی**

گرانیت سیریز (gr): در باخته و شمال باخته سیریز در رشته کوه داوران یک توده نفوذی گرانیتیوئیدی به وسعت ۱۲ کیلومترمربع رخمنون دارد. ترکیب سنگ شناسی آن بین گرانیت آکالن تا سینیت است. در مطالعات میکروسکوپی ترکیب کانی شناسی آن کوارتز + آلکالی فلدسپات + بیوتیت + هورنبلنده است. تجزیه شیمیائی دو نمونه از این گرانیت ها به شرح زیر است:

SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	CaO	MgO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	MnO	L.O.I	P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>
58.29	127	9.05	2.96	2.34	7.96	2.99	0.12	0.88	0.64
65.26	8.82	8.24	3.35	3.34	2.48	5.08	9.2	3.09	0.12

در این سنگ فلدسپارهای قلیانی، بیشتر از ارتوز درشت بلور با دگرسانی رسی و سریسیت تشکیل شده است و مقدار پلاژیوکلاز کمتر از ارتوز و دارای دگرسانی سریسیتی و ماکل پلی سنتتیک (Polysynthetic) میباشد. کانی های تیره سنگ آمفیبیول است که به بیوتیت و کلریت دگرسان شده و بیش از ۲۰ درصد سنگ را در بر میگیرد. در این گرانیت رگه های از اولیئیست و الکریت و باریت دیده میشود. همبیری گرانیت در بیشتر رخمنون ها گسله میباشد. در همبیری گرانیت با سنگ آهک دولومیتی پالئوزوئیک مرمر و اسکارن آهن دار تشکیل شده است. در باختر این گرانیت ماسه سنگ و شیل های ژوراسیک در اثر دگرگون مجاورتی به شیت لکه دار (آندازویت شیست، گارنت شیست) تبدیل شده اند که عامل دگرگونی آن این گرانیت است. لذا میتوان سن این گرانیت را به پس از ژوراسیک نسبت داد.

#### مجموعه دگرگونی مجاورتی

##### اسکارن آهن دار (s)

در همبیری گرانیت سیریز با سنگ آهک دولومیتی پالئوزوئیک اسکارنی آهن دار به ضخامت ۱۰ تا ۳۰ متر سرشار از آهن<sub>3</sub>Fl<sub>2</sub>O<sub>3</sub> ای اسکارن از فلوگپیت + منیتیت + پالئوزوئیک تشکیل شده است.

##### شیست های لکه دار (sp\_sch)

در کوه دهنہ علی عسکری سنگهای دگرگونی مجاورتی شامل آندالزویت شیست، کیاستولیت شیست، گارنت شیست در هسته یک ناویدیس برگشته رخمنون دارند که ستبرای آن به ۳۰۰ متر میرسد. عامل دگرگونی این مجموعه گرانیت سیریز که در نزدیکی آن رخمنون دارد. سن این گرانیت ها پس از ژوراسیک میباشد.

#### مجموعه دگرگونی ناحیه ای (نیو) (mv,mb,sch)

در جنوب نیو (Niv) یک ردیف از سنگهای آتش فشانی-رسوبی دگرگونی شده شامل دولومیت های کریستالین، مرمر، توف دگرگون شده (sch). رخمنون دارد. این مجموعه سنگ چینه ای تا رخساره شیست سبز دگرگون شده اند ستبرای آن به ۲۰۰ متر میرسد. در این مجموعه می توان کلریت شیست و اپیدوت شیست (mv) و سنگ آهک مرمری شده (mb) را جدا نمود. هیچ گونه آثار فسیلی از این واحد سنگ چینه ای بدست نیامده و آن را از نظر تشابه سنگ چینه ای میتوان معادل تاشک ۲ در ایران مرکزی به سن پرکامبرین پسین در نظر گرفت.

#### ساختار زمین شناسی

گستره نقشه سیریز ریز تاثیر فازهای کوهزائی پی در پی قرار گرفته است و دارای نمودهای ساختاری فراوان است: گسل های اصلی

**گسل بافق - باغین:** این گسل جداکننده دشت نیریز و رشته کوه داوران است. دارای روند شمال باختری-جنوب خاوری و از گسل های کهن است که سازو کار معکوس با زاویه تند دارد و بنظر میرسد که در سیر تکاملی خود دارای حرکت امتداد لغز نیز بوده است که از نشان های آن میتوان ایجاد چینه های موازی همراه با گسل را نام برد. شاخه های از این گسل رسوبات عهد حاضر را قطع کرده است (گسل سیریز) که نشانده نده پویابودن گسل مذبور است.

**گسل داوران:** گسلی تراستی است که در باختر رشته کوه داوران قرار دارد و جداکننده رشته کوه داوران از نهشته های جوانتر میشود که دارای دو دسته اند. دسته اول تراستهایی با روند شمال باختری-جنوب خاوری (N20-30W) و شیب به سوی باختر و جنوب باختری میباشد که دارای مولفه چپ گرد نیر هستند و دسته دوم تراستهایی با روند N70-80W و شیب ۷۰ تا ۷۵ درجه به سمت شمال خاوری هستند که دارای مولفه های چپ گردنده و از نظر زمانی جوانتر میباشند زیرا دسته اول را خرد کرده اند.

**گسل با جگون:** گسلی است با روند شمال باختری جنوب خاوری که سازوکار آن امتداد لغز است و باعث بریدگی و جابجای سنگ های آهکی کرتاسه گردیده است.

**گسل های فرعی:** این گسل ها بیشتر دارای روند شمال خاوری- جنوب باختری میباشند. بیشتر دارای حرکات امتداد لغز چپ گرد یا راستگرد میباشند و رشتہ کوه داوران را به صورت عرضی قطع کرده اند.

### چین ها

بیشتر چین های این نقشه تاقدیس ها و ناویس هایی هستند که در طی شکل گیری راندگی های اصلی بوجود آمده اند محور چین خودگی شمال باختری- جنوب خاوری است. بیشتر این چین ها برگشته هستند. در شمال باختری سیریز کنگلومرا قاعده کرتاسه ببروی ناویس برگشته به صورت دگرشیب قرار میگیرد، لذا گمان میرود که فاز اصلی چین خودگی در پالئوزوئیک و مژوزوئیک (کیمیرین پسین) بوده است.

بعضی از چین ها در این ورقه دارای محوری از دو طرف پلانژدار (Double plunge) هستند که میتوانند نشانده شوند اعمال تنفس در دو جهت و در دو زمان متفاوت باشد. تنفس اصلی با روند شمال خاوری- جنوب باختری بوده که راندگی اصلی را نیز بوجود آورده است. حرکات بعدی با روند شمال باختری- جنوب خاوری صورت گرفته است و در شکل گیری شکستگی های فرعی نیز این تنفس ها نقش داشته اند.

## تاریخ تکامل زمین شناسی

در گستره نقشه سری مراد و رسو و تاشک ۲ زیر تاثیر دگرگونی خفیفی قرار گرفته اند که در نتیجه رخداد زمین ساختی با یکالین صورت گرفته است پس از آن یک فاز کششی باعث خروج سنگ های آذرین در اوخر پرکامبرین؟ و اوایل کامبرین در سازند دسو شده است. بدنبال آن حوضه زیر مشا قرار گرفته است و شرایط برای تشکیل سری داهو در یک محیط کم عمق و کولابی را فراهم نموده است. پس از نهشته شدن سری داهو یک دریابی کم ژرف و پرانرژی موجب نهشته شدن سازند کوهبنان در منطقه شده است. از طرفی نبود نهشته های کامبرین بالایی، اردویسین زیرین در منطقه نشان دهنده فاز کوهزایی کالدونین در منطقه است در اردویسین بالایی تا سیلورین زیرین منطقه تحت تاثیر کشش قرار گرفته است که باعث خروج سنگ های آتش فشانی حد واسط تا باریک شده است. در شمال خاوری ورقه در سیلورین پسین رسوبگذاری ادامه داشته است و بعد از آن حوضه تحت کشش قرار گرفته و خروج گدازه های سیلورین در این منطقه را سبب شده است.

از سیلورین تا تریاس حالت پلاتفرمی و نبودهای طولانی بر حوضه حاکم بوده است که میتوان آن را به فازهای کوهزایی پالئوزوئیک فوقانی (هرسی نین) نسبت داد. با پیش روی دریا در تریاس سازند سرخ شیل و دولومیت های شتری بر جای گذاشته شده است. در حد فاصل تریاس پائینی و بالایی یک افق لاتریتی در منطقه دیده میشود که سطح فرسایشی را در بین عضو اسپهک و سازند نای بند بوجود آورده است. پس از آن حوضه کم عمق و کولابی شده است و سازند شمشک نهشته شده است. نبود رسوبات ژوراسیک بالایی را میتوان به فاز کوهزایی کیمیرین میانی نسبت داد. در ژوراسیک بالایی نفوذ گرانیت سیریز باعث دگرگونی مجاورتی نهشته های ژوراسیک زیرین شده است.

نهشته شدن کنگلومرا قاعده کرتاسه زیرین با دگرشیبی زاویه دار ببروی واحدهای کهن تر پیامد فاز کوهزایی کیمیرین پسین در منطقه است. در کرتاسه زیرین رخساره حاکم بر منطقه کم عمق بوده و باعث نهشته شدن مارن گچ، سنگ آهک ریفی شده است. در کرتاسه بالا در منطقه رسوب گذاری صورت نگرفته است و کنگلومرا پالئوزن به صورت دگرشیب ببروی نهشته های کهن تر قرار میگیرد. این رخداد را میتوان به فاز کوهزایی لارامید نسبت داد.

این فاز بهترین عامل شکل گیری وضعیت ناحیه و باعث خروج آن از آب شده است.

در پالئوزن یک حوضه رسوبگذاری کم عمق باعث نهشته شدن ماسه سنگ مارن با آهک چرتی در باختر ورقه شده است. بعد از نهشته شدن رسوبات پالئوزن حوضه عمیق تر شده و مارن های میوسن نهشته شده است. درون این مارنها تیغه های از ماسه سنگ و کنگلومرا دیده میشود که نشانده شده عدم ثبات حوضه میوسن است. بعد از آن حوضه کم

عمرق شده و کنگلومرای نئوژن نهشته شده است. بدنبال آن حوضه کواترنری شکل می‌گیرد و باعث برجای گذاشته شدن رسوبات کواترنری می‌شود.

شیب دار بودن نهشته های نئوژن در ناحیه حاکی از وجود تنש های فعال در اواخر ترشیاری دارد که تا به امروز ادامه یافته است که در نتیجه فعالیت گسل های بافق - باغین، داوران و باجگون است.

### زمین شناسی اقتصادی

**سنگ های ساختمانی:** از سنگ آهک کرتاسه، واحد ( $K^{12}$ ) در شمال سیریز و جنوب باخترب قطروم بعنوان سنگ ساختمانی و تزئینی استفاده می‌شود.

**سرب و روی:** در جنوب تاشکوئیه یک معدن سرب و روی غیرفعال وجود دارد، که به صورت هیدروترمال بوجود آمده است و در سازند شتری قرار دارد. همچنین در کوه مورد آثاری از سرب و روی دیده می‌شود.

**گچ:** در بخش های از سازند دزو در جنوب تاشکوئیه، و در مارن های کرتاسه زیرین مقداری قابل توجه گچ وجود دارد.  
**آهن:** در همیری گرانیت سیریز و نهشته های پالئوزوئیک یک افق آهن دار دیده می‌شود که سمت راست آن به ۳۰ متر

میرسد و مقدار نتیجه تجزیه شیمیائی از یک نمونه از این افق مقدار  $Fl_2O_3-60\%$  را نشان داده است.

**لاتریت:** در حد فاصل تریاس پائینی و بالایی در شمال باخترب سیریز یک افق لاتریتی به ستبرای ۱ تا ۳ متر دیده می‌شود. نتیجه تجزیه شیمیائی یک نمونه از این لاتریت به شرح زیر است:

$$Fl_2O_3 = 30,93 \quad Al_2O_3 = 42,23 \quad SiO_2 = 13,79$$

**دولومیت:** به فراوانی در نهشته های پالئوزوئیک و مزوژوئیک دیده می‌شود.

**کوارتزیت های رسوبی:** ذخایر بسیار وسیعی از کوارتزیت در نهشته های پالئوزوئیک دیده می‌شود.

**آنداکالوزیت:** در دگرگونی های شمال باخترب سیریز در واحد (sch) آندالوزیت و کیاستولیت های وجود دارد که میتوانند بعنوان کانی های دیرگذار استفاده می‌شوند.