



وزارت صنعت، معدن، تجارت
سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور

عنوان:

گزارش نقشه زمین شناسی 1:100.000 نطنز

شماره برگه:

6357

تهیه کننده / تهیه کنندگان:

م. خلعت بربی جعفری، س. علائی مهابادی

سال تولید:

TR237

گزارش نقشه زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰

برگه شماره ۶۳۵۷- نطنز

موقعیت جغرافیایی و ریخت شناسی

منطقه مورد بررسی در مختصات طول جغرافیایی $51^{\circ}30' E$ و عرض جغرافیایی $33^{\circ}00' N$ واقع شده است. شهرستان نطنز و روستاهای پیرامون آن بزرگترین مجتمع مسکونی محدوده این نقشه را تشکیل می‌دهند. روستاهای ابیانه در باختر و چیمه و هنجن در جنوب و تتماج و زنجانبر و شجاع آباد در مرکز نقشه از جمله روستاهای مهم آن می‌باشند. بخش جنوب و جنوب باختری منطقه دارای آب و هوای سرد و کوهستانی و بخش مرکزی و شمالی دارای آب و هوای خشک می‌باشد. میانگین بیشترین دمای سالانه $22/1$ درجه سانتیگراد و میانگین کمترین آن $11/4$ درجه سانتیگراد است و مقدار میانگین بارندگی $51/8$ میلیمتر در سال می‌باشد.

رودخانه‌های عمده این محدوده شامل رود طامه در باختر نطنز، هنجن در جنوب و بز رود در دره ابیانه می‌باشد. در این رودخانه‌ها آب در مدتی کوتاه از سال در فصل بهار و اوایل تابستان (در صورت بارش برف و باران در فصل زمستان) جریان دارد. در امتداد رودخانه‌های بزرگ‌رود، چپمه و طامه نیز باغهای متعددی وجود دارد و گذران زندگی مردم ساکن در روستاهای آن از راه کشاورزی (شامل پنبه، غلات، چغندر قند، سبزی، انار و در نواحی کوهستانی باغهای آلو و گردو) و صنایع دستی (از جمله قالی بافی) و کشت کرم ابریشم است.

جاده آسفالته تهران- بندرعباس، مهمترین راه ارتباطی این منطقه با سایر مناطق ایران است و برای دسترسی به بروزنهای زمین شناسی از جاده قدیمی نطنز- کاشان و نطنز- بادرود و جاده های فرعی منتهی به روستاهای طامه، ابیانه، هنجن، چیمه، زنجانبر و تتماج و راههای جیپ رو منشعب از آنها استفاده شده است.

بلندیهای عمده منطقه در باختر شهرستان نطنز، در شمال دره ابیانه و جنوب روستای ابیانه واقع شده اند و بیشتر از جنس سنگهای آذرین درونی و بیرونی و دولومیت شتری می‌باشند. بخش شمالی بیشتر، از تپه‌های ماسه ای و بادی و بخش مرکزی بیشتر، از پادگانه‌های آبرفتی کواترنری تشکیل شده است.

چینه شناسی

در منطقه مورد بررسی سنگهای رسوبی تا سنگهای آذرین با سن پرکامبرین- کواترنری بروزد دارد که بترتیب سن عبارتند از:

واحدهای سنگی پرکامبرین و پالئوزوئیک

مشخصات واحدهای این زمانهای زمین شناسی بترتیب سن عبارتند از:

PC^{sh}_m

این واحد هم ارز سری مراد است که توسط (Huckriede et al., ۱۹۶۲) در شمال باختری کرمان پیشنهاد شده است. این واحد در شمال و جنوب روستای فریزهند بروزد داشته و شامل تنابوی از شیلهای خاکستری تیره اسلیتی شده و ماسه سنگ کم و بیش دگرگون شده همراه با میانلایه هائی از گدازه آندزیتی اسپیلتی و دگر سان شده است که دچار چین خوردگی و فرسایش گردیده و مورفولوژی کم ارتفاعی دارد. میانلایه‌های آندزیتی، دارای بافت دیابازی بوده و پلازیوکلаз، کلینوپیروکسن (نوع اوژیت) کانیهای اصلی آن هستند که شدیداً به کلریت، کلسیت، اپیدوت دگرسان شده‌اند. به دلیل چین خوردگی زیاد و تکتونیزه بودن این بروزد، اندازه‌گیری دقیق میسر نیست ولی می‌توان ضخامت تقریبی آنرا 200 متر برآورد کرد.

واحد PC^{d}

این واحد قابل مقایسه با بخش‌های پائین سری ریزو است که توسط (Huckriede et al., 1962) در پیرامون روستای ریز در استان کرمان معرفی شده است. این واحد در شمال روستای فریزهند بروند دارد و شامل تنابوی از دلومیت چرت دار قهوه ای رنگ و سیلهای دیاباری همراه با شیل ماسه‌ای و سنگ آهک ماسه‌ای است. بخش‌های دیابازی، دارای بافت افتیک تا اینترستال بوده و پلاژیوکلاز و آمفیبول (نوع هورنبلاند) از کانیهای اصلی آن هستند. این واحد بصورت تدریجی به واحد C^{d} تبدیل شده است. ضخامت این واحد حدود ۱۲۰ متر می‌باشد.

 واحد C^{d}

این واحد می‌تواند قابل مقایسه با سری دزو باشد که در دهکده دزو در خاور زرند کرمان توسط (Huckriede et al., 1962) معرفی شده است. این واحد در پیرامون روستای فریزهند بروند دارد و شامل دلومیت توده ای شکل (massive) و چرت دار و به شدت سیلیسی شده می‌باشد ولی کمی گچ دارد، برنگ قهوه ای تیره تا خاکستری تیره بوده و مورفولوژی زمختی را تشکیل داده است. فسیل مشخصی در آن پیدا نشده و بسمت بالای واحد نازک لایه شده و واحد C^{d} با دگر شیبی زاویه ای بر روی آن قرار گرفته است. لازم به ذکر است که نبود چینه شناسی بین سری‌های دزو و داهو در نواحی کرمان (ناحیه شب جره (Huckriede et al., 1962)، علوی نائینی و حامدی (۱۳۶۷) گزارش شده است.

 واحد C^{q}

این واحد قابل مقایسه با سری داهو در ایران مرکزی است (Huckriede et al., 1962) که در البرز هم ارز آن تحت عنوان سازند لalon (Assereto et al., 1962) معرفی شده است. این واحد بصورت در خور توجهی در محدوده جنوب محدوده در پیرامون کوههای هشاش و رایزنده گستردگ است و شامل ماسه‌سنگ آرکوزی و شیل میکاسه قرمز رنگ بوده و بخش شیلی گاه به رنگهای ارغوانی و ارغوانی تیره مشاهده می‌شود. بخش پائین نازک لایه بوده و بطرف بالا میانه تا ستبر لایه می‌شود. ضخامت این واحد به حدود ۴۰ متر می‌رسد و بدلیل ویژگیهای لیتولوژی، مورفولوژی سخت فرسایش دارد. آثار ریپل مارک و گریدد بدینگ در آن قابل مشاهده است. بصورت محلی قسمت فوقانی این واحد به چندین متر شیل ارغوانی تیره تبدیل می‌شود که دارای ساختمای رسوبی یاد شده در بالاست و دارای آثار فسیلی غیر قابل تشخیص است. واحد C^{q} بصورت هم شیب بر روی سطح فرسایشی این واحد قرار گرفته است.

 واحد C^{dl}

این واحد بیشتر در جنوب و جنوب باختری محدوده و شمال باختری و جنوب خاوری روستای چیمه بروند دارد. شامل کوارتز آرنایت تا کوارتزیت بوده و ستبر لایه است. ضخامت آن از ۵۰-۳۰ متر متغیر می‌باشد. این واحد در پی واحد C^{dl} واقع شده است.

 واحد C^{dl}

این واحد بصورت گستردگ در جنوب و جنوب باختری محدوده نقشه و بصورت برونددهای ناچیز در هسته تاقدیس جهق (باختر نقشه) بروند دارد. شامل دلومیت تا سنگ آهک دلومیتی نازک- میان لایه و در مواردی همراه با ماسه سنگ است. در هسته تاقدیس جهق شامل شیل‌های ماسه ای سبز- تیره، آهک تا دلومیت نازک لایه می‌باشد بخش‌های دلومیتی گاهی دارای رگچه‌های فراوان سیلیسی و کلسیتی می‌باشند. نودول‌های چرت، بلورهای خود شکل هماتیت و در مواردی کاکوکهای پر شده از ترمولیت نیز در اینها دیده می‌شود که می‌تواند ناشی از اثرات گرمائی توده‌های نفوذی منطقه باشد. ستبرای این واحد به حدود ۴۰۰ متر می‌رسد و مورفولوژی زمختی را تشکیل داده است. خردۀ‌های فسیلی و تریلوبیت از آثار زیستی در این واحد می‌باشند. واحد C^{dl} بر روی بخش‌های فرسایش یافته این واحد ریخته شده است.

 واحد S^{b}

این واحد در جنوب باختری و باختر نقشه (تاقدیس جهق) گسترش دارد، شامل متأاندزیت- متابازالت، متأاندزیتیک بازالت، متابازاکی آندزیت، برش، توف و شیست (بصورت محلی) است. شدیداً اسپیلیت‌زه و بصورت محلی کاکوکدار است

که از کانیهای ثانوی پرشده است. این واحد برنگ تیره بوده و ضخامت آن در حدود ۵۰۰ متر می‌رسد. بافت میکروسکوپی این سنگها هیالومیکرولیتیک پورفیریک، پورفیریک و دیابازی می‌باشد و کانیهای تشکیل دهنده آنها شدیداً به کانیهای ثانوی تبدیل شده‌اند. این واحد با دگر شیبی بر روی بخش‌های فرسایش یافته واحد S^s_n جای گرفته و واحد S^s_n بصورت پیشرونده بر روی آنها نهشته شده است.

واحد S^s_n

با آنکه در بسیاری از نقاط ایران سیلورین با واسطه ته نشتسته‌های کربناتی مشخص می‌شود، سیلورین در این منطقه با تناوبی از ماسه سنگ و شیل قرمز رنگ همراه با میانلایه‌های کوارتزیت سفید رنگ همراه است و در جنوب و جنوب باختری نقشه (تاقدیس جهق) بروونزد دارد، ضخامت تقریبی آن به ۸۰ متر می‌رسد اما در تاقدیس جهق ضخامت آن از چند متر تجاوز نمی‌کند. این واحد بصورت تدریجی به واحد D^s_p تبدیل شده است.

واحد D^s_p

این واحد قابل مقایسه با سازند پادها است که توسط (Ruttnet et al., ۱۹۶۸) در جنوب خاوری از یک کوه در خاور ایران معرفی شده است. در جنوب و جنوب باختری نقشه بروونزد دارد و شامل تناوبی از ماسه سنگ و سیلتستون خاکستری رنگ و دولومیت روشن رنگ می‌باشد و بسمت بالای واحد بر مقدار دولومیت افزوده شده است. نازک تا میان لایه بوده و ستبرای آن ۳۰۰-۲۰۰ متر می‌باشد. در بخش بالایی این واحد در همبتری با واحد $D.C^l_b$ به ضخامت چند متر، شیل زیتونی- خاکستری همراه با میانلایه‌های دولومیت وجود دارد که قابل مقایسه با سازند سیبزار است. بدلیل بروونزد ناچیز و پوشیده شدن توسط واریزه‌های واحد $D.C^l_b$ در مقیاس ۱:۱۰۰۰۰۰ قابل برداشت نبوده‌اند. این واحد بصورت تدریجی به واحد $D.C^l_b$ تبدیل شده است.

واحد $D.C^l_b$

این واحد بیشتر y در جنوب باختری محدوده نقشه بصورت بروتزدهای ناچیز در پیرامون روستای جهق بالا و شمال باختری روستای چیمه دیده می‌شود. شامل تناوبی از سنگ آهک، سنگ آهک دولومیتی برنگ خاکستری تیره و میانلایه‌های شیلی تیره رنگ می‌باشد. میانه تا نازک لایه بوده و ضخامت آن به حداقل ۱۳۰ متر میرسد. بخش‌هایی از این واحد دارای فسیلهای برکیوپودا می‌باشند که ف. گلشنی در آنها جنس‌ها و گونه‌های زیر را تشخیص داده است.

Cyphoterorhynchus arpaensis., *Cyphoterorhynchus cf. koraghensis spiriferfer cf. rhukensis.*, *spinatrypina cf. chitalensis*.

بنابراین توضیحات نامبرده سن این پراکنیوپوداهای دونین (فرازنین) می‌باشد.

بر اساس بررسی کنودونت‌ها توسط دکتر لسانی، انواع زیر تشخیص داده شده و سن بخش‌هایی از این واحد که دارای پراکنیوپوداهای درشت هستند در بین بالا تعیین شده است این کنودونت‌ها عبارتند از:
Icriodus sp., *Polygnathus* sp., *Ozarodina* sp.,

بسمت بالای واحد از اندازه پراکنیوپودها کاسته شده و بر مقدار میانلایه‌های شیلی اضافه شده است.

بر اساس نتایج بررسیهای میکروفسیل‌ها سن بخش‌های بالایی کربنیفر پائین تعیین شده است. میکروفسیل‌های شناخته شده در این واحد به شرح زیر است.

Archaeosphaera cf. *minima*, *Tetratexis* sp., *Septabrunsiina* sp., *Howchina?* sp., *Trochiiscus* sp., *Umbella* sp., *Eopteropoda* (*styiolina* sp.,) *Bisphaera* sp., shell debris of ostracod (*cryptophyllus* sp.), *Tentarulites* sp., *Bryozoa* *Echinoid's spine*. *Gastropod*, *ostracod*, *Trilobite fragments*, *shell fragments*, *lamelibranchia*, *Blue Algae*., *Girvanella* sp., *Dasycladaceae* *Algaes* (Green Algaes)., *koninc kopora* sp.,

واحد P^d_j

این واحد بیشتر در جنوب باختری محدوده نقشه و بصورت بروونزدهای ناچیزی در باختر روستای هنجن و شمال باختری روستای چیمه بروونزد دارد. شامل دولومیت تا سنگ آهک دولومیتی کاملاً تیره و به شدت سیلیسی شده می‌باشد، به حالت توده ای بوده و ضخامت آن به حدود ۳۰۰ متر می‌رسد. با توجه به میکروفسیل‌های

سن این واحد پر مین بالائی تعیین شده است. این واحد بصورت ناهمسازی Cribrogenerina sp., Deckerella sp., فرسایشی (disconformity) بر روی واحد D-C^d قرار گرفته است.

واحدهای سنگی مزوژوئیک

واحدهای سنگ چینه ای مزوژوئیک هم ارز سازندهای سرخ شیل، شتری، نای بند، شمشک و آهکهای کرتاسه پائین و بالا است.

واحدهای سنگی تربیاس: شامل واحدهای رسوبی زیر است.

TR^s

این واحد در جنوب باختری نقشه و بصورت برونزدهای ناچیزی در شمال رستای ابیانه و باختر رستای هنجن و باختر رستای ولو گرد دیده می شود. شامل تناوبی از شیل و ماسه سنگ قرمز رنگ و بصورت محلی میانلایه های کوارتزیت است. نازک - میان لایه بوده و ضخامت آن به حداقل ۵۰ متر می رسد. این واحد بصورت ناهمسازی فرسایشی بر روی واحد P^d قرار گرفته است. این واحد قابل مقایسه با سازند سرخ شیل در کوههای شتری است.

TR^d_s

این واحد قابل مقایسه با سازند شتری است که توسط Stocklin et al. (1965) در گدار سرخ در رشته کوه های معروف شده است. بیشتر در جنوب برونزدهای پراکنده باختری نقشه و بصورت در خاور و جنوب خاوری رستای جهق پایین و شمال و شمال شرق رستای جهق بالا، جنوب رستای یارند، خاور و جنوب باختری رستای هنجن دیده می شود. شامل دلومیت میانه - ستبر لایه خاکستری تا زرد مایل به قهوه ای بوده و در مواردی به شدت سیلیسی شده و چرت دار است. با توجه به میکروفسیل های:

Glomospirella sp., Ivolutina sp., Spirorbis sp., Ostracod, shell fragments

زمان تربیاس میانی را نشان می دهد.

TR^{sh}_s

این واحد در منتهی الیه جنوب باختری نقشه بروند دارد و شامل شیل خاکستری- تیره زغال سنگ دار همراه با میانلایه های ماسه سنگ و در مواردی دلومیت می باشد نازک لایه بوده و مورفولوژی نرمی دارد. فسیل مشخص در آن پیدا نشده اما ج. رادر (۱۳۷۲) برای پودهایی را در نفسه ۱:۱۰۰۰۰ کاشان گزارش نموده که بر اساس تشخیص ف. گلشنی از نوع Terebratula cf. gegaria Aulacothyris بوده و سن تربیاس بالائی را مشخص می سازد، این واحد با ناهمسازی فرسایشی (disconformity) بر روی واحد TR^d قرار گرفته و بطور تدریجی به واحد J^{ss} تبدیل شده است. با توجه به موقعیت چینه شناسی و همانندیهایی سنگ چینه ای با سازند نای بند قابل مقایسه است.

واحدهای ژوراسیک

این واحدها قابل مقایسه با سازند شمشک بوده و شرح آنها به قرار زیر است:

J^{ss}_s

این واحد بیشتر در بخشهای جنوب و باختر محدوده گسترده است. شامل تناوبی از ماسه سنگ و شیل خاکستری تا تیره است که بخشهای شیلی دارای خرد های فسیل گیاهی و زغال سنگ به مقدار ناچیز است. بصورت محلی میان لایه های کوارتزیت و سیلتستون، سنگ آهک و گدازه و توف آندزیتی زیر دریائی نیز وجود دارد. در خاور رستای لوگرد در بخشهای بالائی این واحد یک لایه آهکی برنگ خاکستری به صخامت حدود ۱۵ متر وجود دارد که توسط یک افق میکروکنگلومرا که دارای قلوه های سیلیسی گرد شده است پوشیده می شود. میکروفسیل های زیر در این لایه شناسائی شده اند که سن لیاس را مشخص می سازند.

Involutina liassica. , Trocholina aff. alpina.., lentalicina sp., opthalmidium? sp.,

این میکروفسیل ها مشخص کننده بخش پائین سازند شمشک می باشند.

J^c واحد

این واحد بیشتر در شمال روستای یارند و باختر روستای جهق پایین بروند دارد و شامل کنگلومرا با جورشده‌گی خوب و ماسه سنگ است. قلوه‌های کنگلومرا بیشتر سیلیسی و گرد شده می‌باشد. در بخش پی این واحد آثاری از زغال سنگ دیده می‌شود. این واحد در بخش‌های بالائی واحد J^{ss} دیده می‌شود.

J^g واحد

در شمال خاوری روستای هنجن بروند دارد و شامل عدسی‌هایی از سنگ گچ همراه با دیاباز می‌باشد و در آنها آثار متعددی از کندو کاوهای قدیمی که گویای بهره برداری از آنها در گذشته است دیده می‌شود. این واحد در بخش‌های پایین واحد J^{ss} دیده می‌شود.

واحدهای کرتاسه

شامل ردیفی از سنگهای کربناتی و آواری است که بصورت ناهمساز یا گسله بر روی رسوبهای سازند شمشک قرار گرفته‌اند. مشخصات این واحدها به قرار زیر است:

K^s واحد

این واحد در خاور روستای هنجن رخمنون دارد و بصورت برونددهای ناچیزی در جنوب خاوری روستای جهق بالا و باختر روستای کمجان دیده می‌شود. شامل تناوبی از کنگلومرا، ماسه سنگ و شیل قره‌زنگ بوده و نازک تا میان لایه است و سمترا آن از چند متر بیشتر نیست. این واحد بصورت ناهمسازی زاویه دار بر روی واحد J^{ss} قرار گرفته و بصورت تدریجی به واحد K^{ll} تبدیل شده است و بنظر می‌رسد در مناطق دیگر توسط واریزه‌های واحد K^{11} پوشیده شده است.

K^{ll} واحد

این واحد بیشتر در خاور روستای لوگرد، جنوب روستای کمجان (کوه کش قبله) و باختر روستای ابیانه بروند دارد. از نوع سنگ آهک ماسه‌ای (در پی) تا سنگ آهک خاکستری تیره بوده و دارای اربیتولین‌های مشخصی است. سمترا لایه تا توده‌ای است و مورفولوژی زمختی دارد. سن این واحد کرتاسه پائین (آپسین - آلبین) تعیین شده و میکروفسیلهای زیر در آنها تشخیص داده شده است.

Orbitolina sp., Nautiloculina oolithica, pseudocyclamina sp., Iraquia sp., cuneolina sp., miliolids, Textularids, Echinoids spine, Algal fragment

K^{sh} واحد

این واحد در خاور روستای لوگرد و بصورت برونددهای کوچک در پیرامون روستاهای بزر، طره و ابیانه می‌شود. شامل شیل تیره رنگ همراه با میان لایه‌های سنگ آهک اگزوژیرادرار می‌باشد. بدلیل فرسایش و نوع لیتوژیری، مورفولوژی پستی را پیدید اورده است. سن این واحد کرتاسه تشخیص داده شده و میکروفسیلهای زیر در آنها شناسائی شده‌اند.

Ammobaculites sp., Valvulina sp., Miliolides, Textularids, Discorbis sp., coral, Algal debris, Bryozoa , Echinoid,s spine

این واحد بصورت هم شیب بر روی سطح فرسایش واحد K^{ll} نهشته و بصورت تدریجی به واحد K^{12} تبدیل شده است.

K¹² واحد

این واحد در باختر شهرستان نطنز و در امتداد جاده قدیم نطنز - کاشان بروند قابل توجهی را تشکیل داده است. شامل سنگ آهک میکراتی ورقه‌ای برنگ کرم تا سیز زیتونی و میانلایه‌های شیلی برنگ زیتونی است که بسمت بالا از مقدار میانلایه‌های شیلی کاسته شده است. دایکهای دیابازی کم ضخامت متعلق به ائوسن این واحد را قطع نموده‌اند. بر اساس بررسیهای میکروفسیل ها سن این واحد کرتاسه بالا بوده و میکروفسیل‌های زیر در آنها تشخیص داده شده است.

Globotruncana aff. Helvetica, Hedbergella sp., calciphala innominata.

واحدهای سنگی سنوزوئیک

بیشتر شامل واحدهای آتشفسانی و آتشفسانی - رسوبی ائوسن، واحدهای رسوبی هم ارز سازندهای قرمز پائین، قم و قرمز بالائی می باشد.

واحدهای ائوسن:

شرح واحدهای ائوسن به قرار زیر است:

E^{sh}

این واحد در پیرامون روستای ابیانه بروند دارد و شامل کنگلومرای قرمز با جورشدگی ضعیف و گردشگی میانه می باشد. قلوه های آن بیشتر از واحدهای رسوبی پالئوزوئیک و مژوزئیک تشکیل شده است و ضخامت آن به حدود ۴۰ متر می رسد. این واحد با ناهمسازی زاویه دار بر روی واحد K^{sh} قرار گرفته و بطور تدریجی به واحد E^{sh}₁ تبدیل شده است.

E^{sh}₁

بصورت برونددهای ناچیزی در پیرامون روستای ابیانه نمایان شده است. و شامل تنابوی از ماسه سنگ و شیل قرمز رنگ می باشد. ضخامت آن به حدود ۱۰۰ متر می رسد. بر روی واحد E^{sh}₁ قرار گرفته و در واقع می توان بعنوان واحد کوچکی از E₁ محسوب نمود.

E₁

این واحد با گسترش قابل توجه، بیشتر، از شمال روستای یارند به سوی باخت روستای ابیانه، جنوب خاوری چیمه و سپس بیرون منطقه بروندگی داشته و به سمت باخت بر مقدار آن افزوده شده است. شامل تنابوی از کنگلومرا، ماسه سنگ و شیل قرمز رنگ همراه با میانلایه های سنگهای آهکی نومولیت دار و گدازه های داسیتی- ریوداسیتی در بخش بالایی است. دایکهای تغذیه کننده (Fidder dikes) که بیشتر به این واحد و شماری از آنها به واحد E₂ تعلق دارند، آن را قطع نموده اند. سن این واحد ائوسن آغازین تعیین شده و میکروفیلیهای زیر در آهکهای نومولیت دار شناسایی شده اند:

Operculina sp., Discocyclina sp., Assilina? sp., Nummulites globules, Archaeolithamnium sp., Algal debris, Bryozoa.

E^{ba}₂

این واحد بصورت گستره در شمال دره ابیانه و همچنین در خاور روستای چیمه بروند دارد. شامل بازالت، تراکی آندزیت، آندزیت و توف در بالا و ماسه سنگ خاکستری رنگ، شیل نومولیت دار در پی می باشد. بخشهای گدازه ای در مواردی خصوصیات کم عمق زیر دریایی را نشان می دهند و کاوهای انها توسط کوارتز، کلریت، کلسیت و اپیدوت پر شده است. ضخامت این واحد حدود ۴۰۰ متر است و ارتفاعات قابل توجهی را تشکیل داده اند. سنگهای آهکی نومولیت دار این واحد بر اساس میکروفیلیهای زیر ائوسن میانی تشخیص داده شده است:

Operculina sp., Discocyclina sp., Assilina sp., Nummalites sp., Nummalites globules, Archaeolithamnium sp., Algal debris, Bryozoa.

این واحد بصورت هم شیب بر روی واحد E^{ig}₂ قرار گرفته و واحد E^{ig}₂ بر روی آن واقع شده است.

E^{ig}₂

این واحد در شمال دره ابیانه، ارتفاعات کوه پنجه علی را تشکیل داده است. شامل ایگنمبریت - برش، ایگنمبریت - توف در پی و ایگنمبریت - گدازه در بخشهای بالا است. ایگنمبریت گدازه دارای بافت تراکیتی بوده و میکرولیتهای پلاژیوکلاز سدیک و ارتوکلاز در زمینه ای کریپتو کریستالین جهت یافته اند. بر اساس نتایج تجزیه های شیمیایی این سنگها در محدوده تراکیتی - تراکی آندزیتی و در سری ماغماتی آلکالن قرار گرفته اند.

E^c₃ واحد

این واحد در دره شمال غرب روستای هنجن بروند دارد، شامل کنگلومرا با جور شدگی ضعیف و گرددشده میانه و دارای قلوه های واحدهای زیرین، بخصوص E^{ba}_2 و E_1 می باشد. ضخامت آن از ۱۵۰-۲۰۰ متر متغیر است. این واحد با همبری تکتونیکی در کنار واحدهای TR^d_s , J^c , E_4 قرار گرفته و بطور تدریجی به واحد E^{ts}_3 تبدیل شده است.

E^{ts}₃ واحد

در ابتدای دره شمال باخته هنجن بروند دارد و شامل توف شیلی خاکستری تا قرمز رنگ، شیل و ماسه سنگ همراه با سنگ آهک نومولیت دار برگه ای شکل می باشد. نازک لایه بوده و ضخامت آن از ۸۰ تا ۱۰۰ متر متغیر است. بصورت محلی، این واحد به سنگ آهک نومولیت دار به ضخامت حدود ۱۰ متر تبدیل می شود. سن آئوسن میانی تعیین شده و میکروفسیلهای زیر در آن شناسایی شده اند.

Alveolina sp., Nummulites cf. globules, Nummulites cf. aturicus, Assilina sp., Amphistegina sp., Rotallia sp., Nummulites sp.,

این واحد بطور تدریجی به واحد E_4 تبدیل شده است.

E₄ واحد

این واحد در ابتدای دره شمال باخته روستای هنجن بروند دارد. شامل داسیت آندزیت و ایگنمبریت با ترکیب داسیتی- ریولیتی است. داسیت آندزیت دارای بافت پورفیریک و زمینه اینترگرانولار می باشد. فنوکریست های پلاژیوکلاز به سریسیت، کلریت، کوارتز و لوکوکسن دگرسان شده است. بخش ایگنمبریتی دارای بافت میکروکریستالین جریانی - فلستیک بوده و بیشتر از کوارتز و پلاژیوکلاز و اورتوуз تشکیل شده است. این واحد به شدت دگرسان شده است.

E^{cs}₅ واحد

این واحد در جنوب و جنوب خاور روستای زنجانبر بروند دارد. شامل کنگلومرا برنگ خاکستری، ماسه سنگ صورتی و شیل خاکستری تیره و سیلتستون همراه با توف آهکی می باشد. میانه - نازک لایه بوده و ضخامت ان به حدود ۱۵۰ متر می رسد. بر اساس بررسی تقاطع میکروسکوپی، بخش های آهکی شدیداً تبلور یافته ولی اشکال فسیلی شبیه Nummulites sp. Operculina sp. در آنها دیده می شود. در جنوب خاور روستای زنجانبر این واحد با ناهمسازی زاویه ای بر روی واحد TR^d_s قرار گرفته و بصورت همساز روزی واحد E^{ba}_5 واقع شده است.

E^{ba}₅ واحد

این واحد از خاور تا روستای تمامج و از باخته بسمت خارج منطقه گستردگی دارد. شامل گدازه های بازالتی، تراکی آندزیتی و سنگهای آذرآواری وابسته است که بصورت جزئی داسیت و آندزیت نیز دیده می شود. بر پایه نتایج تجزیه های شیمیابی این سنگها در محدوده سنگهای بازالتی، تراکی بازالتی و در سری های ماقمایی آلکان و کالکوآلکان واقع شده اند.

این واحد بسمت شمال توسط گسل نطنز (بحالت واژگون) در کنار واحد E^{ts}_5 و O^{sm} قرار گرفته و از سمت جنوب توسط توده نفوذی وش بریده شده است.

E^{ts}₅ واحد

شامل توف و توف - برش با ترکیب داسیتی تا داسیتیک آندزیتی، سیلتستون و شیل قرمز رنگ می باشد. سنگ آهک به شدت سیلیسی شده بصورت جزئی دیده می شود. بر پایه بررسیهای میکروفسیل ها سن این واحد آئوسن (به احتمال، میانی - بالائی) تعیین شده و انواع زیر در آنها شناخته شده است.

Nummulites sp., Nummulites cf. Fabiani? Amphistegina sp.,

این واحد بیشتر بصورت تدریجی به واحد E^{tb}_6 ولی در پیرامون مزرعه بند نه با واسطه واحد E^b_5 به واحد E^{tb}_6 تبدیل شده است.

E^b واحد^۵

این واحد در اطراف مزرعه بند نه بروزد دارد و شامل گدازه بازالتی تا آندزیتی حفره دار می باشد. بر اساس نتایج تجزیه های شیمیائی این سنگها تراکی بازالت- تراکی آندزیت بوده و در سری ماقمایی آلکالن واقع شده اند.

E^{vs}^۶ واحد

این واحد در شمال شهرستان نطنز و شمال استخر پری بروزد دارد و شامل مجموع آتشفسانی - رسوبی از توف و برش همراه با آهک ماسه ای و ماسه سنگ می باشد. بخشهای بالایی از گدازه ها و برشهای آندزیتی تشکیل شده است. گدازه های آندزیتی دارای بافت پورفیریک و کاوکدار بوده و شامل پرشدگی های کلسیت، سریسیت، کوارتر و کانیهای کدر است. بخشهای توفی بیشتر از نوع کریستال - لیتیک توف بوده و بر پایه نتایج تجزیه شیمیایی بک نمونه، در محدوده سنگهای ساب آلکالی بازالت و در سری ماقمایی کالکالکالان قرار گرفته اند. این واحد دارای توف های اهکی نازک لایه نیز هست و میکروفسیل های زیر در آنها شناخته شده اند:

Nummulites aluoicus., Discocyclina sp., Operculina sp., Amphistegina sp.

که زمانی معادل اؤسن را نشان می دهد.

این واحد بصورت عادی در زیر واحد^۶ E^{ba} قرار گرفته است.

E^{ba} واحد^۶

این واحد در شمال شهرستان نطنز در کوه محمود ساریان بروزد دارد و شامل گدازه و توف با ترکیب سنگ شناسی آندزیتی، تراکی آندزیتی، داسیتیک آندزیتی و بصورت محلی داسیتی همراه با سنگ آهک ماسه ای می باشد. این سنگها دارای بافت پورفیریک با زمینه های متغیر شیشه ای با میکرو کریستالین می باشد. پلاژیوکلاز فنوکریست اصلی بوده و در مواردی پدیده (Resorbtion) و بافت غربالی (Resorbtion) شود کانیهای زمینه در مواردی به کلریت، سریسیت و کلسیت تجزیه شده اما پلاژیوکلاز و اوژیت کانیهای اصلی زمینه را تشکیل داده اند. از لحاظ ترکیب شیمیایی نیز، این واحد دارای ترکیب گوناگون می باشد. بطوریکه نتایج تجزیه های شیمیایی بک نمونه از شمال شهرستان نطنز در محدوده تراکی بازالت- تراکی آندزیت و سری ماقمایی آلکالن، دو نمونه از کوه محمود ساریان در محدوده بازالتیک آندزیت و سری ماقمایی کالکالکالان و یک نمونه از کوه محمود ساریان در محدوده ساب آلکالی بازالت و سری ماقمایی تولثیتی قرار گرفته است. این واحد در شمال شهرستان نطنز به واحد^۶ E^{an} و در کوه محمود ساریان به واحد^۶ E^{ss} تبدیل شده است. واحد^۶ E^s نیز در درون این واحد وجود دارد. میکروفسیل های زیر در سنگ آهک ماسه ای این واحد شناخته شده اند.

که زمانی معادل اؤسن را نشان می دهد.

E^{ss} واحد^۶

شامل ماسه سنگ و شیل هماتیتیزه و فروزن برنگ قرمز متمایل به تیره، توف و میانلایه های سنگهای آهکی نازک لایه است. گدازه های آندزیتی به میزان ناچیز در آن وجود دارد. ضخامت این واحد حدود ۴۰ متر است و بر پایه بررسی میکروفسیل ها سن این واحد اؤسن تا الیگوسن بوده و میکروفسیلهای زیر در آن شناخته شده اند. Lepidocyyclina (Eulepidina dilatata), Rotalia sp. Lepidocyyclina (Nephrolepldina) sp., Amphistegina sp., Heterostegina sp., operculina complanata, Nummulites spp., Gypsina sp., Miliolids, Volvulina., cibicids, Red Algae (algal debris), shell fragments.

این واحد بصورت تدریجی به واحد^۶ E^{an} تبدیل شده است.

E^{an} واحد^۶

بیشتر در شمال و خاور شهرستان نطنز و بصورت ناچیز در باخته کوه محمود ساریان بروزد دارد. شامل گدازه با ترکیب آندزیتی و کاوکدار می باشد که توسط کلسیت و کلریت و زئولیت پرشده است. در بعضی جاهای بصورت ساخت برشی و بالشی بوده و برنگ سبز مایل به قرمز تا سبز مایل به بنفش دیده می شود و مشخصات سنگهای آتشفسانی با خاستگاه هیالوکلاسیتیک را نشان می دهد.

E^{ig} واحد،

این واحد در خاور شهرستان نطنز و شمال کوه محمود ساربان بروند دارد شامل انواع ایگنمبریت (توف، برش، گدازه) با ترکیب سنگ شناسی ریولیتی تا ریوداسیتی است. در ایگنمبریت- گدازه، پسودوفلامه‌ها توسط کوارتز و فلدسپات پر شده است و اینگمبریت- برش دارای میکرپیلوهای بازیک می باشد. نتایج تجزیه شیمیائی یک نمونه از این سنگها، در محدوده ریولیت و در سری ماقمایی کالکوالکالن قرار گرفته است در حالیکه نتایج تجزیه شیمیائی دو نمونه در خاور شهرستان نطنز در محدوده ریولیت و در سری ماقمایی تولثیتی واقع شده اند.

E^b واحد،

این واحد در شمال نقشه، در هسته تاقدیس نواب بیرون زدگی دارد و شامل گدازه‌های بازالتی، تراکی بازالتی، الیوین بازالتی همراه با توف ماسه‌ای سبز رنگ و توف آهکی- سنگ آهک نازک لایه می باشد. بر اساس نتایج تجزیه شیمیائی یک نمونه، در محدود بازالت ترانزیشنال و در سری ماقمایی آلکالن واقع شده اند. بر اساس گزارش مهرنوش و حاجیان (۱۳۴۸)، بخش‌های آهکی نازک لایه این واحد دارای iepidocyclina است و نامبردگان معتقدند که سن قسمتی از این سنگها الیگوسن می باشد. واحد Osm بصورت ناهمسازی زاویه دار بر روی این واحد قرار گرفته است.

واحدهای سنگی الیگوسن و الیگومیوسن

Osm واحد

این واحد در دو یال تاقدیس نواب و شمال روتاستاهای چاله قره و زنجانبر بروند دارد. شامل تناوبی از ماسه سنگ و شیل قرمز رنگ، مارن ژیپس دار و کنگلومرا (بصورت محلی و در پی) می باشد. در دو یال تاقدیس نواب، این واحد بصورت تدریجی به واحد O^{mg} تبدیل شده است، در حالیکه در شمال روتاستای زنجانبر، واحدهای OM¹ بصورت همساز و PL^c با ناهمسازی زاویه‌ای بر روی آن قرار گرفته اند.

O^{mg} واحد

شامل مارن ژیپس دار و ژیپس همراه با آهک مارنی ریز دانه و مارن ماسه‌ای است. نازک لایه بوده و برنگ قرمز دیده میشود. ضخامت این واحد از چند متر تجاوز نمی کند و در دو یال تاقدیس نواب متغیر است. فسیل مشخصی در این واحد پیدا نشده اما براساس گزارش دکتر مهرنوش و دکتر حاجیان (۱۳۴۸) بخش‌های بالای سنگهای معادل سازند Rotalia viennoti ، Operculina Rotalia complanata بوده و بكمک آنها، نامبردگان سن این طبقات را به الیگوسن نسبت داده اند.

OM¹ واحد

این واحد بیشتر در خاور شهرستان نطنز، منتهی‌الیه شمال شرق نقشه و شمال کوه محمود ساربان و بصورت بروندزهای ناچیز در مسیر جاده قدیم نطنز- کاشان و شمال شمال روتاستای زنجانبر بروند دارد. شامل سنگ آهک ماسه‌ای، سنگ آهک مارنی، مارن گچ دار و شیل بوده و میانه- نازک لایه است. در خاور شهرستان نطنز بلندیهای قابل توجه کوه چرخه را تشکیل داده اند در حالیکه در سایر مناطق مورفولوژی کم ارتفاعی دارند. بر اساس نتایج بررسی میکروفسیل ها سن این واحد الیگوسن- میوسن پائین است و میکروفسیل های زیر در آنها شناخته شده است.

Eulepidina sp., Rotalia riennoti, Operculina sp., Heterostegina Xostata, Rotalia sp., Miliolids, Lithothamnium sp., Archaea Olithothamnium sp., Lithophyllum sp., Bryozoa.

در شمال کوه محمود ساربان، در اثر راندگی های متعدد، واحدهای ائوسن بالا بر روی این واحد رانده شده و این واحد بنوبه خود بر روی واحد E^{ig} رانده شده است بطوریکه در نگاه نخست بنظر می‌رسد که آهکهای این واحد میانلایه های واحدهای معادل ائوسن بالا باشند.

در شمال نقشه، در مسیر جاده قدیم نطنز- کاشان، تاقدیس زیبائی بروند دارد که بنام تاقدیس نواب شهرت یافته است. عمدۀ واحدهای دو یال این تاقدیس از سازند قم تشکیل یافته است اما یال جنوبی با ضخامت حدود ۴۳۰ متر کامل تر بوده و یال شمالی بیشتر فرسایش یافته است.

بر اساس بررسی میکروفیزیل ها بخشهای پائین سن الیگومن و بخشهای بالا سن میوسن پائین را دارا هستند، با اینهمه، مرز بین الیگومن و میوسن در این تاقدیس ناشناخته است براساس بررسیهای لیتولوژی واحدهای OM^a, OM^b, OM^c, OM^d, OM^e, OM^f شناخته شده اند و مشخصه هر یک عبارتند از:

واحد **OM^a**

شامل کنگلومرا در پی، سنگ آهک ماسه ای و ماسه سنگ است. قطعات کنگلومرا گردشده متوسطی داشته و توسط سیمانی کربناتی به یکدیگر وصل شده اند. میانه - نازک لایه هستند و آثار و بقایایی از انواع دوکنه ای ها و خارپوستان در آنها دیده می شود، بطوریکه حالت لوماشل به سنگ داده است براساس نتایج میکروفیزیل ها، سن سنگ آهک ماسه ای این واحد الیگومن پایانی است و میکروفیزیل های زیر در آنها مشخص شده است.

Eulepidina sp., Rotalia riennoti, Operculina sp., Heterostegina Costata, Rotalia sp., Lithothamnium sp., Archaea Olithothamnium sp., Lithohyllum sp., Bryozoa

بر اساس گزارش حاجیان (۱۳۴۸)، کنگلومرا پی سازند قم و رسوبهای ماسه سنگی و مارنی روی آن حدود ۹۰ متر ضخامت داشته و میکروفیزیل های آن سن الیگومن میانی - پایانی را نشان می دهند که البته سن پیشنهادی با واقعیات روی زمین بیشتر منطبق است.

واحد **OM^b**

شامل تناوبی از سنگ آهک و مارن همراه با ماسه سنگ و شیل بوده و نازک لایه است

واحد **OM^c**

شامل مارن همراه با میانلایه های سنگ آهک، سنگ آهک مارنی، سنگ آهک ماسه ای می باشد. بدلیل نوع لیتولوژی مورفولوژی نرمی دارد.

واحد **OM^d**

بیشتر شامل سنگ گچ می باشد. ضخامت ان حدود ۴۰ متر است اما بدلیل چین خوردگی، ضخامت در همه جا یکسان نیست.

واحد **OM^e**

شامل مارن و مارن آهکی بوده و نازک لایه است

واحد **OM^f**

سنگ آهک ریفی بوده و طول مریانها گاهی به چندین سانتی متر می رسد. ضخامت این واحد از چند متر بیشتر نیست. میانه - نازک لایه بوده و بر اساس بررسی میکروفیزیل ها سن آن میوسن پائین است و انواع میکروفیزیل های زیر شناخته شده اند:

Miogypsinoidea sp., Operculina sp., Rotalia sp., Miliolids., Nummulites sp (rework), Lithothamnium sp., Algal debris, Echinoid,s spine, crinoid,s stem.

در شمال تاقدیس نواب با دگرگشیبی توسط واحد PI^c و در جنوب این تاقدیس توسط MP^c پوشیده شده است.

واحدهای سنگی میوسن و پلیوسن

واحد **MP^c**

در پیرامون تاقدیس نواب و شمال روستای زنجانبر بروند دارد و شامل مارن، ژیپس، ماسه سنگ و کنگلومرا می باشد قطعات کنگلومرا از آهکهای سازند قم و سنگهای آتشفسانی اثوسن تشکیل شده است. این واحد را می توان معادل سازند قرمز بالا در نظر گرفت.

واحد **PI^c**

بیشتر در شمال روستای شجاع آباد و بصورت ناچیز در شمال روستای زنجانبر بروند دارد. شامل کنگلومرا و ماسه سنگ با خمیره ای از مواد رسی است.

واحدهای سنگی کواترنری

 Q^{tr}

شامل نهشته های تراورتن حاصل از چشمeh های آب گرم آهک ساز و بصورت برونزدهای ناچیز- قابل توجه در دره ابیانه و جنوب آن دیده می شود. جنس بخشهاي از اين واحد به علت وجود سوراخهاي زياد مرغوب نیست اما برای مصارف ساختمناي می توان از آنها استفاده نمود.

واحد $Q^{\text{#}}$

شامل نهشته های در دامنه کوهها و بصورت پادگانه های آبرفتی بلند و مخروط افکنه می باشد و بیشتر در بخشهاي میانی نقشه گسترده است. این واحد پادگانه های آبرفتی بلند و مخروط افکنه می باشد و بیشتر در بخشهاي میانی نقشه گسترده است. این واحد پادگانهای آبرفتی و رودخانه ای قدیمی است.

واحد Q^{12}

شامل نهشته های سخت نشده قله دار است و بیشتر در بخشهاي شمالی و میانی محدوده نقشه گسترده است و معمولاً در سطوح مختلف توپوگرافی جای گرفته است.

واحد $Q^{\text{e}2}$

این واحد از باخته روستای محمد آباد و از شرق تا پیرامون مزرعه متین آباد گسترده است. شامل تلماسه های قدیمی است که بصورت تپه ماهورهای پست دیده می شود. سیمان شدگی کمی در آنها صورت گرفته و چینه بندی چلیپائی کم و بیش در آنها دیده میشود.

واحد $Q^{\text{e}1}$

این واحد از باخته روستای محمد آباد گسترده است. بصورت تلماسه های بادی با ارتفاع میانه نسبت به $Q^{\text{e}1}$ و $Q^{\text{e}3}$ می باشد شکل برخانهای بادی گاهی سالم و گاهی از بین رفته است. ذرات حاصل از جریانهای سیلابی نیز به میزان کم در این واحد وجود دارد.

واحد $Q^{\text{e}3}$

بصورت گسترده در شمال نقشه دیده می شود. شامل تلماسه های با ارتفاع نسبتاً کوتاه است که اشكال برخان در آنها بخوبی دیده می شود و معمولاً فاقد سیمان هستند. چینه بندی چلیپایی بفرابونی در آنها وجود دارد. ویژگی عمدۀ این واحد قابلیت جابجاشدن در موقع توفانی است.

واحد Q^{c}

شامل پهنه های تا اندازه ای گسترده از نهشته های رسی و سیلتی است.

واحد Q^{cs}

شامل پهنه های رسی-نمکی است.

واحد Q^{al}

بصورت ریگ و ماسه است و بیشتر در امتداد رودخانه ها و آبراهه های اصلی نهشته شده است.

واحدهای نفوذی

شامل توده های نفوذی آذربین درونی و گنبد داسیتی پلیوسن می باشد.

توده های نفوذی: این توده ها بیشتر بصورت باقولیت هایی هستند که بیشترین بیرونزدگی و گسترش آنها در باخته شهرستان نظرن و در محدوده بین باخته روستای هنجن تا پیرامون روستای قمصر (بیرون محدوده) می باشد. واحد S^{b}_n قدیمی ترین واحدی است که در جنوب روستای جهق پایین توسط توده نفوذی وش قطع شده و دگرگونی در حد رخساره هورنبلند هورنفلس در آنها ایجاد شده است. در دره شمال غرب روستای هنجن نیز آهکهای کرتاسه پائین به اسکارن تبدیل شده اند. سنگهای آتشفسانی و آتشفسانی رسوبی ائوسن جوانترین واحدهایی هستند که توسط این توده ها قطع شده و دگرگونی همیزی در حد رخساره های آلبیت - اپیدوت هورنفلس و هورنبلاند هورنفلس را متحمل شده اند.

با توجه به تعیین سن ۱۷ تا ۱۹ میلیون سال برای سنگهای گرانودیوریتی کوههای کرکس (عمری ۱۹۷۵) و سن ۲۵ میلیون سال برای گرانیت و ۳۳ میلیون سال برای گابروی همین منطقه (پورحسینی ۱۹۸۰) سن این توده‌ها با الیگوسن تا الیگوسن-میوسن منطبق است. این توده‌ها خاستگاه دوگانه دارند، بطوریکه تجمع نقاط مربوط به نمودارهای اکسیدهای اصلی و عناصر فرعی نسبت به ضریب تفریق در بخش‌های بازیک میانه و اسیدی در دو محدوده جداگانه جای گرفته‌اند. بنابراین بنظر می‌رسد بخش‌های بازیک از گوشته و بخش‌های اسیدی از ذوب بخشی پوسته بوجود آمده‌اند که البته تأیید یا تکذیب این قضیه نیاز به بررسیهای بیشتری دارد.

واحد g-m

این واحد شامل گابرو، گابرو دیوریت، کوارتز مونزونیت بوده و دارای بافت‌های متغیر میکروسکوبی گرانولار و دیابازی می‌باشد. پلازیوکلаз کلسیک (آنورتیت-آنزین) و کلینوپیروکسن (اوژیت) کانیهای اصلی است و بسمت قطب میانه بر مقدار کوارتز اضافه شده است.

واحد g1

بیشتر شامل گرانودیوریت و گرانیت و به مقدار کمتر تونالیت بوده و قسمت عمده توده نفوذی وش را تشکیل داده است. دارای بافت گرانولار و گرانوپورفیریتیک می‌باشد از کوارتز، پلازیوکلاز (آنزین-الیگوکلاز)، بیوتیت و آمفیبول و کانیهای فرعی اسفن و آپاتیت و کانیهای کلریت و اپیدوت تشکیل شده است.

واحد g2

بیشتر شامل گرانیت و به مقدار کمتر گرانودیوریت است. دارای بافت گرانولار و در مواردی بافت میکروپیگماتیت گرافیک می‌باشد. از دید کانی شناسی، شامل بلورهای پلازیوکلاز (آنزین-الیگوکلاز)، کوارتز، ارتوز، آمفیبول، بیوتیت، اسفن، کلریت و کانی اپاک است. از واحد g1 جوانتر و آنرا قطع نموده است.

دگرگونی مجاورتی و اسکارن

همانگونه که گفته شد توده نفوذی وش واحدهای J^{ss}_s , TR^{ds} , D^{s_p} , S^{b_n} و J^{ss}_s و واحدهای آتشفسانی ائوسن و توده‌های نفوذی اطراف نظر نیز واحدهای J^{ss}_s و E_2 را قطع نموده و متامورفیسم همبrij و اسکارن در ضخامت چند صد متر ایجاد نموده‌اند. رخساره دگرگونی‌های همبrij در حد آلبیت-اپیدوت هورنفلس و هورنبلند هورنفلس بوده و در اسکارنها گرونا (نوع آنداریت-گروسلر)، فلوگوپیت و دیوپسید ایجاد نموده است. در فاصله دورتری نسبت به توده نفوذی رگه-رگچه‌هایی از اپیدوت نیز سنگهای در برگیرنده را قطع نموده‌اند.

زونهای دگرسانی

در شمال کوه سرسخت و در امتداد گسل نظر نیز در باخته روستای حسن آباد تا پیرامون روستای تتماج، سنگها به شدت دگرساز شده و وجود گسل بالا در ایجاد این دگرسانی بی تاثیر نبوده است. بر اساس بررسیهای کانی شناسی بروش XRD، این مناطق بیشتر از پاراژنهای کوارتز + آلبیت + کانی‌های رسی و همچنین کوارتز + آراغونیت تشکیل شده است. کانی معدنی مشخصی در این مناطق پیدا نشده است.

واحد da

این واحد در شمال روستای جزن بروزد دارد و واحدهای E^{an} و OM^1 را قطع نموده است. بافت سنگ پورفیری بوده و از کانیهای کوارتز، پلازیوکلاز (آلبیت-الیگوکلاز) و کانیهای سریسیت، کلسیت و کانیهای رسی تشکیل شده است. دارای ساخت گنبدهای بوده و مشخصات فعالیتهای ماقمایی اسید بصورت آتشفسانی-نفوذی نیمه عمیق را نشان می‌دهند.

زمین شناسی اقتصادی

شاخص‌های اقتصادی منطقه، بیشتر شامل اندیشهایی است که می‌توان آنها را به انواع فلزی و غیر فلزی تقسیم نمود. کانی‌های فلزی در منطقه شامل انواع Fe, Pb, Cu می‌باشد.

Fe

در پیرامون توده نفوذی وش و بیشتر در خاور و جنوب روستای جهق پایین، رگه- رگچه های متعددی از منیتیت، واحدهای D_p^d و TR_s^d را قطع نموده اند. خاستگاه این رگه- رگچه ها سیالهای وابسته به توده نفوذی می باشند. بصورت بلورهای ایدیومورف با بافت افشار بوده و هماتیت بصورت لکه های کوچک در سطح و یا در درز و شکاف ها جایگزین شده است.

- در خاور روستای ولوگرد (واحد TR_s^d) و در شمال روستای فریزهند (در بخش های دلومیتی و واحد CaP - CaP^d) رگه - رگچه هایی که با الیژیست پر شده اند دیده می شود. خاستگاه آنها، سیالهایی هستند که به احتمال، هنگام تشکیل تراورتن، این واحدها را تحت تاثیر قرار داده اند و الیژیست بر جا نهاده اند.

Cu

در خاور روستای تمامج و در درون واحد گابرویی $m-g$ و در جنوب روستای جهق پایین در بخشهاي دلومیتی واحد D_p^d بصورت اندیس های پراکنده دیده می شوند، از نوع پیریت همراه با پیروتیت و کالکوپیروتیت و در مواردی کولین، روتیل، منیتیت و تیتانومنیتیت می باشند بافت کانی سازی، پراکنده بوده و در مواردی Open space و افشار می باشد. این کانیها در اثر فعالیت های هیدروترمال و هنگام دگرگونی همبrij این واحدها بوجود آمده اند.

pb

سرب بصورت پراکنده در جنوب باختری روستای کمجان دیده می شود، کنده کاریهای پراکنده معدنی نیز در انها به چشم می خورد. سنگ میزان آن بیشتر تراورتن است و به نظر می رسد خاستگاه هیدروترمالی دارند.

کانیهای غیرفلزی**Gy**

ژیپس در دو یال تاقدیس نواب و در واحد OM^d دیده می شوند. این کانسار در حال حاضر برای مصرف کارخانه سیمان استخراج می شود و ذخیره قابل توجهی را تشکیل داده است. معدن رها شده نیز در سنگ آهکهای الیگومیوسن شمال جزن و معدن رها شده دیگری در خاور روستای هنجن وجود دارد، معدن اخیر در بخشهاي پائین واحد J_s^{ss} و همراه با ملافیر دیده می شود.

B.S

شامل سنگ ساختمانی و مرمر واقع در جنوب روستای جهق پایین است. این سنگها در واقع دلومیت های واحد D_p^d و TR_s^d می باشند که در اثر نفوذ توده وش متحمل دگرگون همبrij شده اند. از این سنگ در حال حاضر استخراج می شود. معدن دیگری در شمال روستای جزن در درون واحد da وجود دارد که آن نیز برای سنگهای ساختمانی مورد بهره برداری است.

Ph

فلوگوپیت بصورت پولکهای در حد چند سانتی متر در دلومیت واحد TR_s^d در خاور روستای جهق پایین دیده می شود که همراه با کانیهای دیوپسید، اپیدوت و گرونا (گروسول- آندارادیت) بوده و خاستگاه آنها ناشی از سیالات گرمابی در حین دگرگونی همبrij این واحدهاست.

Ga

در ابتدای دره شمال باختر هنجن در درون بخشهاي آهکی دگرگون شده کرتاسه و توفهای اؤسن بالا تشکیل شده اند و از نوع گروسول- آندارادیت می باشند.

زمین شناسی ساختمانی: نقشه ۱:۱۰۰۰۰ نطنز، محدوده ای به گسترش تقریبی ۲۵۰۰ کیلومتر مربع را در بر میگیرد که بخش عمده آن کمربند آتشفسانی ارومیه- دختر (Stocklin ۱۹۶۸) و بخش کوچکی از آن در حاشیه جنوب باختری زون ساختاری ایران مرکزی واقع شده است به همین علت سنگهای رسوبی پرکامبرین و پالئوزوئیک در این محدوده دارای ویژگی سنگهای ایران مرکزی بوده و در حقیقت ادامه جنوب باختری از آن می باشند. این محدوده توسط گسل نطنز به دو منطقه بالا آمده ابیانه (Abyaneh uplift) و فرو افتادگی نطنز (Natanz depression) قابل تفکیک است.

قدیمی ترین واحد سنگی شناخته شده در محدوده شامل رسوبهای سازند مراد است که احتمالاً در پیوند با جنبش های زمین ساختی کاتانگایی میباشد و در ارتباط با آن رسوبهای کربناتی آواری سری ریز و تبدیل شده است. وقفه رسوبی و ناهمسازی بین دلومیت های سازند میلا و ترادف های آتشفسانی-آواری سازند نیورو خروج ترادف ستبر گدازه های بازیک را شاید بتوان نمودی از عملکرد جنبش های زمین ساختی کالدونین به حساب آورد. تداوم رسوبگذاری کربناتی (سازند بهرام) از دونین بالائی تا کربنیفر پائین را می توان نشانه یکنواختی در رسوبگذاری به حساب آورد. نبود رسوبگذاری در کربنیفر بالائی و پرمین پائین و جایگیری رسوبهای آهکی- دلومیتی سازند جمال با پی پیشرونده بر روی رسوبهای سازند بهرام به احتمال نمودهایی از عملکرد جنبش های زمین ساختی هرسی نین است. دگرشیبی بین رسوبات کربناتی سازند شتری و رسوبهای آواری سازند نای بند را می توان به عملکرد جنبش کوهزادی سیمرین پیشین نسبت داد. جایگیری رسوبهای کربناتی کرتاسه پائین که با پی ای از رسوبهای آواری قرمز رنگ و با ناهمسازی زاویه ای بر روی رسوبهای سازند شمشک قرار گرفته اند را می توان در پیوند با جنبش های زمین ساختی سیمرین پیشین دانست. جایگیری مجموعه آتشفسانی- رسوبی ائوسن که با ناهمسازی بر روی رسوبات دوران مژوزوئیک قرار گرفته اند را می توان وابسته به جنبش های زمین ساختی لارامید و پی آمدهای آن به حساب آورد. جنبش های زمین ساختی پیزنه سبب تغییر در رژیم رسوبگذاری شده و نهشته های معادل سازند قرمز پائین با آورده. جنبش های زمین ساختی ائوسن قرار گرفته اند. را می توان وابسته به جنبش های زمین ساختی لارامید و پی آمدهای آن به حساب آورد. جنبش های زمین ساختی پیزنه سبب تغییر در رژیم رسوبگذاری شده و نهشته های معادل سازند قرمز پائین با ناهمسازی زاویه ای بر روی واحدهای ائوسن قرار گرفته اند. جنبش های بالا در الیگوسن- میوسن میانی سبب پلوتونیسم بازیک- اسیدی و در الیگوسن پایانی- میوسن آغازی سبب ایجاد حوضه های رسوبگذاری کم عمق و کربناتی و نهشته شدن رسوبهای سازند قم گردیده است. جنبش های سازند قم گردیده است. جنبش های زمین ساختی آپی پایانی در میوسن- پلیوسن سبب تغییر در رژیم رسوبگذاری و نهشته شدن رسوبهای آواری و قاره ای (سازند قرمز بالا) و چین خوردگی و گسلش و نفوذ توده های نیمه آتشفسانی داستی شده است.

چین خوردگی نهشته های آواری اواخر پلیوسن (سازند هزار دره) و فعالیت چشممه های آبگرم و تراورتن ساز در ناحیه را شاید بتوان پی آمد رخدادهای زمین ساختی اوایل کواترنری (پاسادنین) دانست.

بخش جنوبی- جنوب باختری نقشه در حقیقت فرازمینی (uplift) با روند شمال باختری- جنوب خاوری را به نمایش می گذارد که با گسل نطنز از بخش فرو رفته میانی و شمالی جدا شده است. گسل نطنز با امتداد شمال باختری- جنوب خاوری مهمترین عنصر ساختمانی منطقه است که افزون بر عملکرد راست لغز راست گرد (بیشتر در بخش شمال باختری که باعث جایجا شدن سنگهای آتشفسانی و توده دیبوریتی- گابروئی شده و بدلیل خردشده شدید در مقیاس ۱:۱۰۰۰۰۰ ۱:۱ قابل برداشت نبود)، عملکرد فشاری نیز داشته و در بخش جنوب خاوری سبب راندگی رسوبهای کرتاسه بر روی سنگهای آتشفسانی شده است. این گسل در مواردی دارای شیبی حدود ۸۰-۸۵ درجه بطرف جنوب باختری می باشد. از دیگر عناصر ساختاری منطقه می توان به راندگی هایی اشاره نمود که به چهار دسته قابل تقسیم اند:

- راندگی های بیش از کرتاسه که در امتداد دره چیمه و شمال فریز هند سبب راندگی واحدهای قدیمی تر بر روی واحدهای جدید شده و بنظر می رسد طی دوره های بعدی نیز مجدداً فعال شده اند. محتمل است که شکستگی های جنوب باختری نقشه نیز از این نوع باشند.

- راندگی های پس از کرتاسه و پیش از ائوسن که سبب راندگی واحدهای سنگی ژوراسیک بر روی کرتاسه و همچنین واحدهای سنگی کامبرین- اردوویسین بر روی کرتاسه گردیده است (مثلاً راندگی جنوب روستای ایانه) روند شمال باختری- جنوب خاوری و خاوری- باختری داشته و شیب آنها بسمت شمال یا جنوب است.

- راندگی ها و شکستگی های پس از میوسن که سبب راندگی واحدهای سنگی ائوسن بر روی واحدهای سنگی الیگومیوسن گردیده است. این راندگی ها عموماً روند خاوری- باختری و شیب رو به جنوب را دارای هستند. بنظر

می رسد که یک سیستم گسلی راستالغز (هم سن این راندگی ها) سبب جابجا شدن یال شمالی تاقدیس نواب بسمت پائین شده است که نیاز به بررسی های بیشتری دارد.

شمار در خور توجهی از گسل های عرضی با جابجا شدگی راستالغز نیز سنگهای منطقه را تحت تاثیر قرار داده اند که در واقع شکستگی های بعدی در ارتباط با عملکرد گسل نطنز می باشند.

جوانترین شکستگی های منطقه روند متمایل به شمال - جنوب داشته و اهمیت کمتری در ساختار منطقه داشته اند محور چین خوردگیهای منطقه بیشتر به موازات گسل های اصلی منطقه است و یا زاویه کمی با آنها می سازند (حرز در یک مورد در خاور شهرستان نطنز در کوه چرخه که راستای چین خوردگی عمود بر محور گسل نطنز است). چین خوردگیهای بسیاری نیز در منطقه بالا زده ابیانه وجود دارند که محور آنها زاویه نسبتاً کمی با گسلها می سازند و می توانند از نوع Drag fids باشند.