



رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی سازند شوربجه در برش‌های قرقره و خانگیران، خاور حوضه رسوبی کپه داغ

پویا طباطبائی^{۱*}، یعقوب لاسمی^۲، داود جهانی^۳، حسین اصلیان مهابادی^۴

چکیده

سازند شوربجه (کرتاسه زیرین) در حوضه رسوبی کپه‌داغ نهشته شده و یکی از سنگ‌های مخزن گاز در شمال‌خاور ایران است. برای بررسی رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی سازند شوربجه، برش سطحی قرقره به سبترای ۳۶۶ متر و برش زیرسطحی خانگیران به سبترای ۲۶۲ متر در خاور حوضه رسوبی کپه داغ مطالعه شده‌اند.

شناسایی رخساره‌ها و محیط رسوبی سازند شوربجه در برش قرقره بر پایه بررسی‌های صحرایی و میکروسکوپی انجام گرفته است. در برش زیرسطحی خانگیران، پلاک‌های نازک خرده‌های حاصل از حفاری همراه با نمودارهای چاه‌پیمایی (پرتو گاما و صوتی) مورد مطالعه قرار گرفته‌اند.

بررسی رخساره‌های سنگی سازند شوربجه در برش‌های مورد مطالعه، به شناسایی رخساره‌های سیلیسی آواری و تبخیری انجامیده است. در برش سطحی قرقره، رخساره‌های سیلیسی آواری دانه‌درشت، دانه‌متوسط و دانه‌ریز در محیط رسوبی رودخانه‌های بریده بریده و مئاندری نهشته شده‌اند. در برش خانگیران، رخساره‌های سیلیسی آواری (دانه‌متوسط و دانه‌ریز) و رخساره تبخیری در محیط‌های رسوبی رودخانه مئاندری و دریاچه‌ای (شاخه گاوی/پلایا) نهشته شده‌اند.

بریده بریده بودن نهشته‌های آواری رودخانه‌های مئاندری بیانگر تکاپوهای تکتونیکی و تغییر سطح اساس در هنگام پیدایش نهشته‌های سازند شوربجه است. در برش زیرسطحی خانگیران در نتیجه نهشته‌گذاری در کانال رودخانه مئاندری، سنگ‌های مخزن، گسترش جانبی محدودی را نشان می‌دهند.

واژگان کلیدی سازند شوربجه، رخساره‌های سیلیسی-آواری، رودخانه بریده بریده، رودخانه مئاندری، حوضه کپه‌داغ

مقدمه

بررسی رخساره‌ها، محیط نهشته‌گذاری سازند شوربجه چاه خانگیران ۳۰ و برش سطحی قرقره در خاور حوضه انتخاب گردیده است. در مطالعه‌های پیشین محیط رسوبی سازند شوربجه در بخش‌های پایینی و میانی رودخانه بریده بریده و در بخش بالایی آن رودخانه مئاندری و در ناحیه سفیدسنگ رودخانه بریده بریده شناسایی شده است. [۳] و [۴]

۱- موقعیت جغرافیایی برش‌های مورد مطالعه

برش قرقره با مختصات جغرافیایی $51^{\circ} 47' N$ و $59^{\circ} 02' 04'' E$ در روستای قرقره در جاده مشهد-سرخس جای گرفته است. چاه خانگیران با مختصات جغرافیایی $36^{\circ} 18' 45'' N$ و $60^{\circ} 47' 35'' E$ در ناقدیس خانگیران در ۳۵ کیلومتری جنوب باختر شهر سرخس و در شمال برش قرقره جای گرفته است. موقعیت جغرافیای حوضه رسوبی

نهشته‌های سازند شوربجه (کرتاسه زیرین) در حوضه رسوبی کپه‌داغ پدید آمده‌اند. حوضه رسوبی کپه‌داغ به گونه یک حوضه درون‌قاره‌ای در شمال‌خاور ایران پس از کوه‌زایی تریاس میانی (سیمرین پیشین)، در هنگام برخورد صفحه‌های ایران و توران شکل گرفته است [۱]. ماسه‌سنگ‌های سازند شوربجه یکی از سنگ‌های مخزن گاز در میدان گازی خانگیران است. سنگ‌های تبخیری (سنگ گچ) سازند شوربجه به‌طور محلی ایجاد پوش سنگ می‌کنند [۲] و مارن‌های سازند چمن‌بید (ژوراسیک میانی) سنگ‌مادر هیدروکربن هستند. تغییرات تکتونیکی و آب‌وهوایی که تغییرات نسبی سطح آب دریاها را کنترل می‌نماید، در گسترش جانبی و عمودی رخساره‌ها و پیدایش سکانس‌های رسوبی گوناگون نقش دارد. از این رو، برای

* نویسندهٔ عهده‌دار مکاتبات (P.tabatabaee@yahoo.com)

کپه داغ و برش های مورد مطالعه در شکل ۱ نشان داده شده است.

۲- روش مطالعه

شناسایی رخساره ها و محیط رسوبی سازند شورپیجه در برش قرقره بر پایه بررسی های صحرایی دربرگیرنده ی شناسایی مرزهای سنگی پایینی و بالایی این سازند، شناسایی سطوح فرسایشی، تغییرات رخساره ای، ساخت های رسوبی و شکل هندسی لایه ها انجام گرفته است. در برش زیرزمینی خانگیران، پلاک های نازک خرده های حاصل از حفاری سازند شورپیجه همراه با نمودارهای چاه پیمایی (پرتو گاما و صوتی) مورد مطالعه قرار گرفته اند. نام گذاری سنگ های تخریبی به روش فولک [۵] و طبقه بندی رخساره های سنگی به روش میال [۶ تا ۱۰] انجام گرفته است. شناسایی محیط های رسوبی کهن بر پایه مطالعات آلن [۱۱ تا ۱۳]، ولیامز و راست [۱۴]، بلاک [۱۵]، کلینسون [۱۶]، راست [۱۷] و [۱۸]، میال [۱۹] و آلن [۲۰] انجام گرفته است.

۳- چینه نگاری سنگی

در برش قرقره ستبرای سازند شورپیجه ۳۶۶ متر و دربرگیرنده کنگلومرا، ماسه سنگ، ماسه سنگ گراولی و شیل است (شکل های ۲

۳a). مرزهای پایینی و بالایی سازند شورپیجه با سازندهای مزدوران و تیرگان ناپوسته (فرسایشی یا نبود رسوب گذاری) است. سازند شورپیجه در برش زیرسطحی خانگیران ۳۰، دارای ۲۶۱ متر ستبرا و دربرگیرنده ماسه سنگ، ماسه سنگ گراولی، سیلت سنگ، شیل و انیدریت است. سازند شورپیجه در این برش از پایین به سوی بالا به ۵ بخش A، C، B، D و E بخش شده است. بخش A دربردارنده شیل و سیلت سنگ قرمز با ستبرای ۳۳ متر است. بخش B از ماسه سنگ و ماسه سنگ گراولی با میان لایه هایی از سیلت سنگ و شیل دارای انیدریت با ستبرای ۶۳ متر ساخته شده است. بخش C با ستبرای ۶۱ متر دربرگیرنده شیل و سیلت سنگ با میان لایه ای از ماسه سنگ قرمز است. بخش D از ماسه سنگ قرمز به همراه شیل و سیلت سنگ ساخته شده است. این بخش دارای ۲۵ متر ستبرا است. بخش E دربردارنده شیل و سیلت سنگ قرمز با میان لایه هایی از ماسه سنگ و انیدریت، به ستبرای ۷۹ متر است (شکل ۳b).

۴- رخساره های سنگی

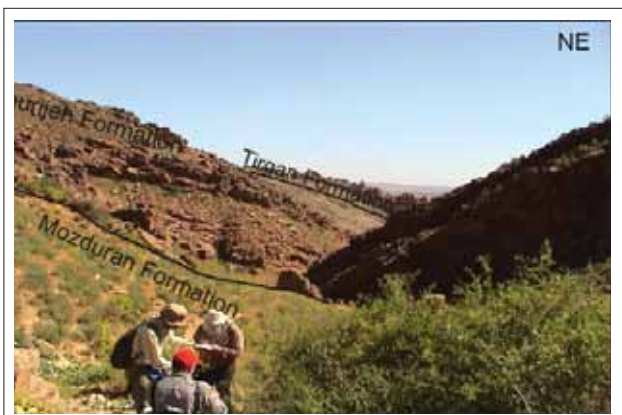
بررسی رخساره های سازند شورپیجه به شناسایی دو دسته رخساره ای سیلیسی آواری و تخریری در برش زیرسطحی خانگیران و یک دسته رخساره ای سیلیسی آواری در برش سطحی قرقره انجامیده است.

۵- رخساره های سازند شورپیجه در برش سطحی قرقره

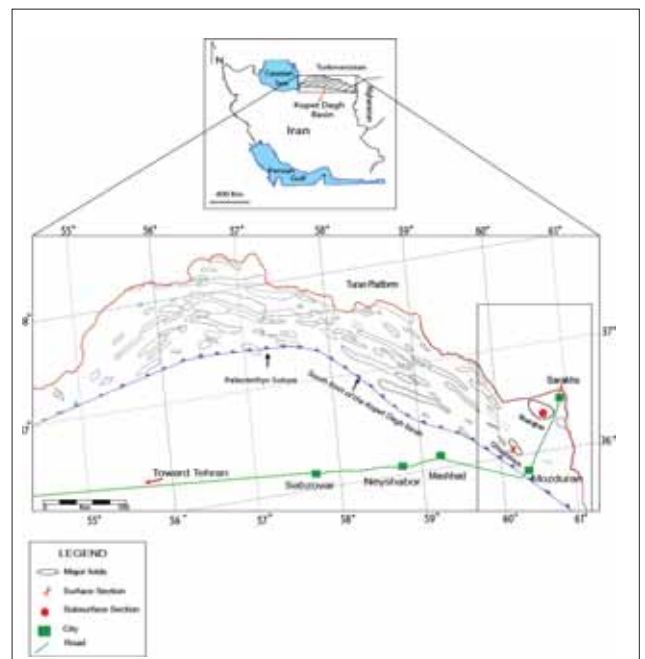
رخساره های سیلیسی آواری این سازند به رخساره های سنگی گراولی (Gc، Gh و Gp)، رخساره های سنگی ماسه ای (Sm، Sh، Sr، Sp و St) و رخساره های سنگی گلی (Fm و Fl) بخش شده است.

■ رخساره (Gravel Massive Supported Clast) Gcm

این رخساره سنگی، یک ارتو کنگلومرای پلی میکتیک به رنگ



۲ | نمای از سازند شورپیجه و مرزهای پایینی و بالایی آن با سازندهای مزدوران و تیرگان در برش سطحی قرقره.



۱ | موقعیت جغرافیایی حوزه رسوبی کپه داغ در ایران و موقعیت تاقدیس های قرقره و خانگیران و همچنین تاقدیس های دیگر در منطقه کپه داغ، برش های مورد مطالعه و راه های دسترسی به آنها (اقتباس از نقشه اهداف اکتشافی در مدیریت اکتشاف شرکت ملی نفت ایران).

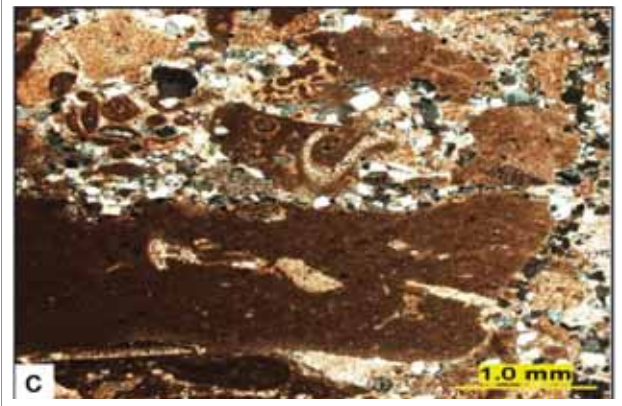
قرمز است. دانه‌های سازنده آن در اندازه پیل، نیمه گرد شده تا گرد شده هستند. دانه‌ها بیشتر از خرده سنگ‌های آهکی سازند مزدوران و خرده سنگ‌های چرت پدید آمده‌اند. رخساره Gcm به گونه توده‌ای (شکل ۴a) و با سطح زیرین فرسایشی (شکل ۴b) در سازند شور ریجه دیده می‌شود.

■ رخساره Gh (Clast Supported Horizontally Stratified Gravel)

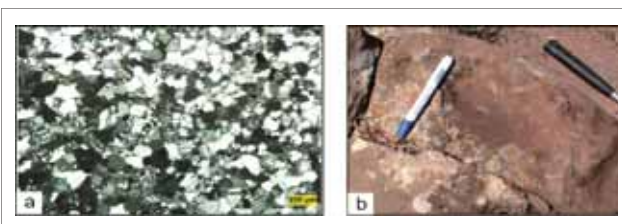
این رخساره یک ارتو کنگلومرای پلی میکتیک است. در رخساره Gh دانه‌ها در اندازه پیل از جنس خرده سنگ‌های آهکی هستند (شکل ۴c). در بین دانه‌های پبلی، دانه‌های ماسه‌ای نیمه گرد شده از جنس کوارتز تک بلور با سیمان رشد هم محور و چرت دیده می‌شود. در بین دانه‌های سازنده این رخساره، سیمان کلسیتی و هماتی پی پدید آمده است. در رخساره Gh لایه بندی افقی، نازک شدگی لایه‌ها، کم شدن اندازه دانه‌ها به سوی بالا و فابریک جهت یافتگی (Imbrication) دیده می‌شود.

■ رخساره Gp (Gravel Bedded Cross Planar)

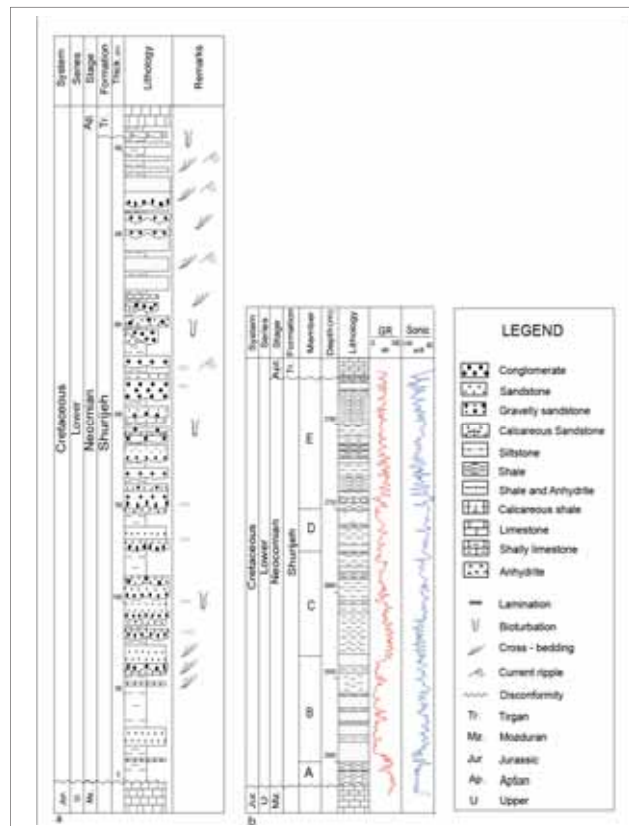
رخساره Gp در بردارنده ارتو کنگلومرای پلی میکتیک قرمز رنگ و



شکل ۴ (a) کنگلومرا با شکل هندسی گوه‌ای رخساره کانال؛ (b) سطح پایینی فرسایشی در کنگلومرای کانال؛ (c) رخساره پلی میکتیک ارتو کنگلومرا؛ خرده‌های پبلی وابسته به نهشته‌های سازند مزدوران است.



شکل ۵ (a) دانه‌های کوارتز، ارتوکلز و خرده سنگ چرت در رخساره لیتارنایت ماسه سنگ توده‌ای سازند شور ریجه؛ (b) ماسه سنگ توده‌ای قرمز با آشفستگی زیستی.

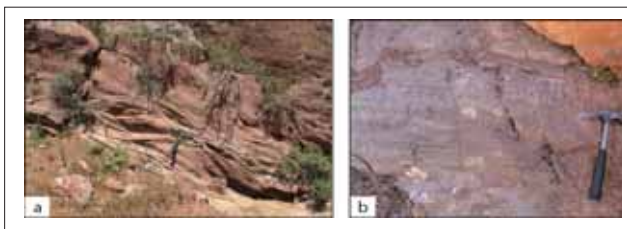


شکل ۳ (a) ستون چین‌نگاری سنگی سازند شور ریجه در برش سطحی قرقره. (b) ستون چین‌نگاری سنگی سازند شور ریجه و نمودارهای ژئوفیزیکی گاما و صوتی در برش زیر سطحی خانگیران ۳.

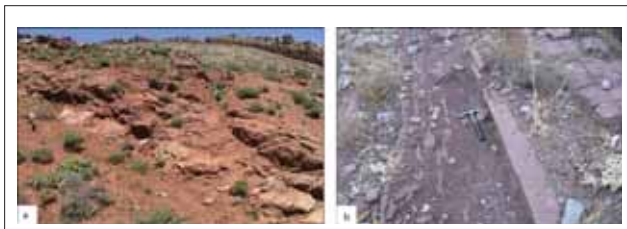
آن دیده می‌شود. در رخساره لیتارنایت گراولی دانه‌های ماسه‌ای خرده‌سنگ‌های آهکی هستند. دیگر سازندگان رخساره Sh دانه‌های کوارتز، فلدسپات (ارتو کلاز و بسیار کم پلاژیو کلاز) و موسکویت هستند. این رخساره دارای لامینه‌بندی موازی است (شکل ۶b).

■ رخساره Sp (Sand Bedded Cross Planar)

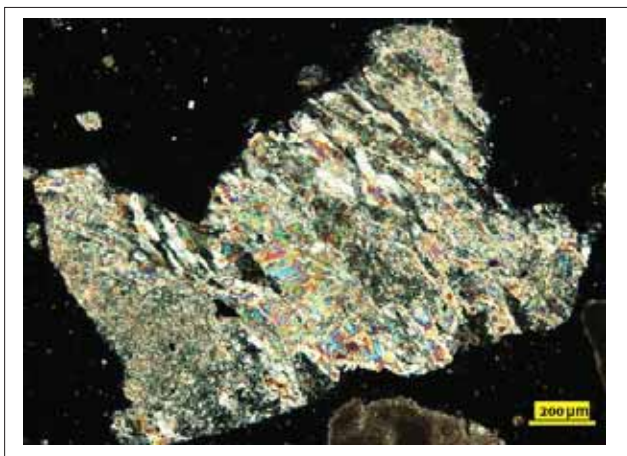
این رخساره در سازند شورپیچه دربرگیرنده ماسه‌سنگ‌های ریز تا متوسط ساب لیتارنایت است. دانه‌های سازنده رخساره Sp دانه‌های کوارتز تک‌بلور با خاموشی مستقیم و سیمان رشد هم‌محور، فلدسپات (ارتو کلاز) و بیشتر خرده‌سنگ‌های چرت و کمتر دگرگونی و سیلتی



شکل ۸ (a) لایه بندی مورب تراف در ماسه سنگ؛ (b) سطح پایینی فرسایشی، لایه بندی مورب و در بالا ریپل مارک جریان در ماسه سنگ.



شکل ۹ (a) رخساره Fm، گل‌سنگ توده‌ای قرمز نمایانگر نهشته‌گذاری در دشت سیلابی رودخانه، نگاه به سوی شمال خاور؛ (b) رخساره Fl دربردارنده میان‌لایه‌هایی از گل‌سنگ، سیلت‌سنگ و ماسه‌سنگ بسیار ریزدانه.



شکل ۱۰ | رخساره انیدریت در برش زیرسطحی خانگیران.

دانه‌پشتیان است. دانه‌های سازنده این رخساره بیشتر خرده‌سنگ‌های آهکی سازند مزدوران و خرده‌های کوارتز چندبلور حاصل از سنگ‌های دگرگونی، نیمه‌گرد شده تا گرد شده هستند. سیمان کلسیتی و هماتی در بین دانه‌ها دیده می‌شود. رخساره Gp دارای لایه‌بندی مورب مسطح است. ستبرای هر دسته لایه مورب کمتر از ۱ متر است.

■ رخساره Sm (Sand Massive)

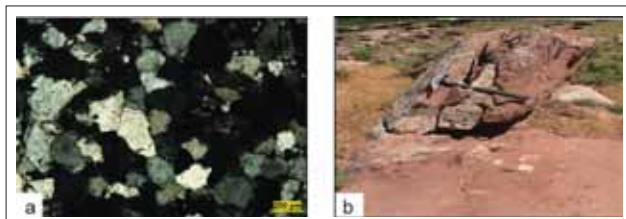
رخساره Sm در سازند شورپیچه از ماسه‌سنگ لیتارنایت به رنگ قرمز پدید آمده که دربردارنده دانه‌های کوارتز با سیمان رشد هم‌محور، فلدسپات (ارتو کلاز)، خرده‌سنگ‌های رسوبی (چرت، سیلت‌سنگ، ماسه‌سنگ) و دگرگونی در اندازه ماسه متوسط تا درشت است (شکل ۵a). کانی موسکویت نیز بسیار کم در این رخساره دیده می‌شود. رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی در این رخساره نیمه‌رسیده تا رسیده است. سیمان‌های کلسیتی، دولومیتی و هماتی در آن نمایان است. در این رخساره هیچ‌گونه ساخت رسوبی همزمان با نهشته‌گذاری نمایان نیست و تنها دارای آشفستگی زیستی است (شکل ۵b).

■ رخساره Sh (Sand Bedded Horizontally)

رخساره Sh از ماسه‌سنگ‌های قرمز متوسط لیتارنایت با رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی نیمه‌رسیده تا رسیده و ماسه‌سنگ‌های متوسط گراولی لیتارنایت با رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی نارسیده پدید آمده است (شکل ۶a). خرده‌های سنگی در رخساره لیتارنایت، خرده‌سنگ‌های چرت، سیلت‌سنگ و دگرگونی هستند. سیمان‌های رسی، هماتی، رشد هم‌محور، کلسیتی و دولومیتی در زیر رخساره‌های



شکل ۶ (a) رخساره ماسه سنگ گراولی، خرده سنگ های نیمه زاویه دار آهکی دارای جهت یافتگی؛ (b) لایه بندی مسطح در ماسه سنگ.



شکل ۷ (a) دانه‌های کوارتز با سیمان رشد هم‌محور، ارتو کلاز و خرده‌سنگ چرت در رخساره ساب لیتارنایت ماسه‌سنگ دارای لایه بندی مورب؛ (b) لایه بندی مورب در رخساره Sp.

می‌شود [۹]، [۱۰] و [۲۱]. طبقه‌بندی عناصر ساختمانی بر پایه بررسی‌های سنگ‌شناسی، رخساره‌های سنگی، ساخت‌های رسوبی، شکل هندسی، سطوح لایه‌بندی و جهت جریان‌های دیرینه انجام می‌گیرد [۱۰]. رخساره‌های سازند شورپیجه در عناصر ساختمانی GB (Gravel Deposits Flow Gravity Sediment) SG، (Bedforms and Bars Splay Crevasse) CS، (Bedforms Sandy) SB، (Channel) CH، (Deposits Plain Flood) FF نهشته شده‌اند.

۷- رخساره‌های سازند شورپیجه در برش زیرزمینی خانگیران ۳۰

بررسی رخساره‌های سازند شورپیجه در چاه خانگیران ۳۰ به شناسایی رخساره‌های ماسه‌سنگی، گل‌سنگی و تبخیری انجامیده است. رخساره گراولی در این برش شناسایی نشده است. رخساره‌های ماسه‌سنگی در بردارنده رخساره‌های لیتارنایت، فلدسپاتیک لیتارنایت و لیتارنایت گراولی با رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی نیمه‌رسیده، رخساره گل‌سنگی در بردارنده رخساره گل‌سنگ و گل‌سنگ ماسه‌ای و رخساره تبخیری در بردارنده انیدریت است (شکل ۱۰).

۸- محیط‌های رسوبی

بررسی رخساره‌های سیلیسی آواری سازند شورپیجه در برش قرقره منجر به شناسایی محیط‌های رسوبی قاره‌ای رودخانه‌های بریده بریده و ماندردی شده است. نبود نشانه‌های دریایی به‌ویژه فسیل‌ها، رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی نارسیده، شکل هندسی گوه‌ای کانال (شکل ۱۱a)، سطح پایینی فرسایشی، ریپل مارک‌های جریانی، جریان‌های دیرینه یک‌سویه، چرخه‌های رسوبی به‌سوی بالا ریزشونده (شکل ۱۱b) و رنگ قرمز نهشته‌ها [۲۲] در رخساره‌های St، Sp، Sr، Sh، Sm، Gp، Gh، Gcm، F1 و Fm نمایانگر نهشته‌گذاری آن‌ها در محیط‌های رسوبی رودخانه‌ای است. نشانه‌های به‌دست آمده از بررسی ساختمان‌ها و فابریک‌های رسوبی ماسه‌سنگ‌های سازند شورپیجه نشان می‌دهند که این ماسه‌سنگ‌ها در یک سیستم رودخانه‌ای، که از جنوب باختر به سوی شمال خاور حوضه رسوبی کپه داغ در جریان بوده نهشته شده‌اند [۳] و [۴].

رخساره Gcm با جریان خرده‌دار (flow Debris) پدید آمده [۱۰] و سطح زیرین فرسایشی این رخساره نشان‌دهنده رسوب‌گذاری در کانال‌های بریده بریده است [۱۰]. نهشته‌های رودخانه‌ای گراولی و ماسه‌ای درشت، درون کانال‌ها پدید می‌آیند. سطح پایینی کانال‌های اصلی، سطح رده پنجم است که در هنگام آغاز رسوب‌گذاری و با نهشته‌های وامانده در پایه کانال گسترش می‌یابند [۹]. رخساره Gh در نتیجه مهاجرت سدهای طولی و به‌گونه نهشته‌های وامانده (deposits Lag) در پایه کانال پدید می‌آید [۱۰] و [۲۳]. جریان‌های سریع در بالادست منجر به جابه‌جایی سدهای طولی و پیدایش لایه‌های عدسی و گسترده در کف کانال می‌شوند [۱۰]. رخساره Gp نمایانگر مهاجرت سدهای متقاطع زبانه‌ای در

است (شکل ۷a). سیمان کلسیتی در بین دانه‌های سازنده‌ی آن نمایان است. در این رخساره، رسیدگی بافتی رسیده و رسیدگی کانی‌شناسی بسیار رسیده است. رخساره Sp دارای لایه‌بندی مورب است (شکل ۷b).

■ رخساره St (Sand Bedded Cross Trough)

رخساره St در سازند مورد مطالعه در بردارنده ماسه‌سنگ قرمز متوسط دانه لیتارنایت است. کوارتز تک‌بلور با خاموشی مستقیم و سیمان رشد هم‌محور، فلدسپات (ارتوکلاز و پلاژیوکلاز)، خرده‌سنگ‌های چرت و دگرگونی و کانی‌رسی (به‌گمان قوی کلریت) و موسکویت از پدیدآورندگان این رخساره هستند. سیمان کلسیتی و هماتیتی در بین سازندگان آن نمایان است. رسیدگی بافتی و کانی‌شناسی آن نیمه‌رسیده تا رسیده است. این رخساره دارای لایه‌بندی مورب تراف است (شکل ۸a).

■ رخساره Sr (Sand Laminated Cross Ripple)

رخساره Sr یک ماسه‌سنگ لیتارنایت قرمز رنگ است. بودن ریپل مارک‌های نامتقارن در ماسه‌های درشت تا بسیار ریز از ویژگی‌های این رخساره است (شکل ۸b).

■ رخساره Fm (Mud Massive)

این رخساره در بردارنده گل‌سنگ‌های توده‌ای به رنگ قرمز است که به‌گونه میان‌لایه‌ای با ماسه‌سنگ‌ها و کنگلومراها جای گرفته است (شکل ۹a).

■ رخساره F1 (Mud and Silt, Sand Laminated)

رخساره F1 به‌گونه میان‌لایه‌هایی از گل‌سنگ، سیلت‌سنگ و ماسه‌سنگ بسیار ریزدانه در سازند شورپیجه دیده می‌شود. همچنین آشفستگی زیستی در آن دیده می‌شود (شکل ۹b).

۶- عناصر ساختمانی

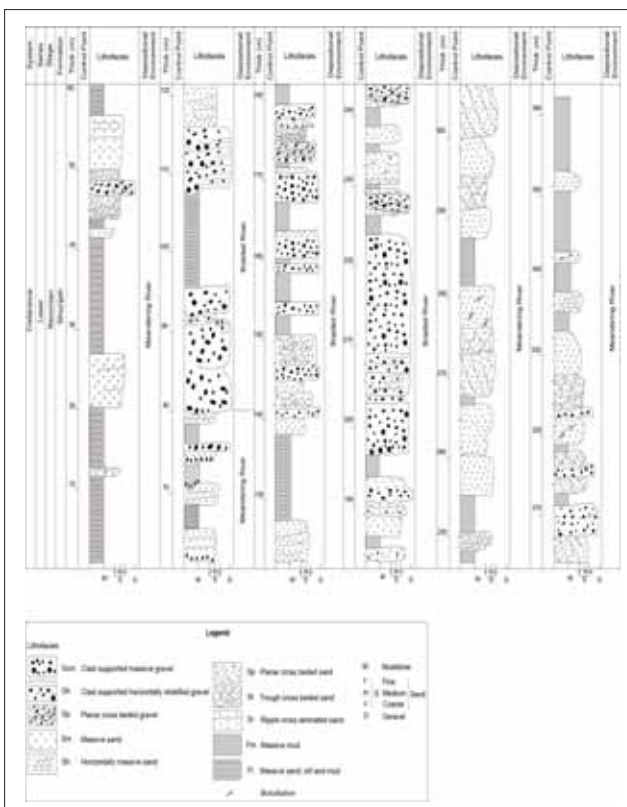
عناصر ساختمانی (elements Architectural) به شکل‌های نهشته‌هایی درون کانال‌ها، سدها، ورقه‌های سیلابی و لوب گفته



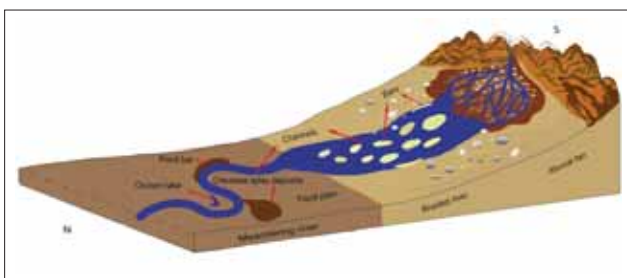
شکل ۱۱ | (a) شکل هندسی گوه‌ای نشان‌دهنده نهشته‌های کانال رودخانه؛ (b) دانه‌بندی به‌سوی بالا ریزشونده در ماسه‌سنگ و ساخت رسوبی لایه‌بندی مورب.

به سرعت جریان و نرخ ورود مواد آواری بستگی دارند [۲۵]. رخساره‌های Sr و آمده است می‌توانند در نهشته‌های کروس پدید آیند. نهشته‌های ماسه‌ای ریز تا متوسط کروس در هنگام طغیان رودخانه با سطح پایینی رده چهار روی نهشته‌های دشت سیلابی جای می‌گیرند [۱۰] و [۲۶]. رخساره Fm در نهشته‌های رودخانه‌های بریده بریده گراولی و ماسه‌ای پدیدار می‌شود که نمایانگر نهشته گذاری در برکه‌هایی است که در نتیجه متروکه شدن کانال‌ها پدید می‌آیند [۱۰]. همچنین رخساره Fm نشان‌دهنده تمام نهشته‌های گلی دشت سیلابی است [۱۸]. رخساره Fl در نتیجه نهشته گذاری بار معلق از یک جریان کششی ضعیف است که به گونه میان لایه‌هایی از

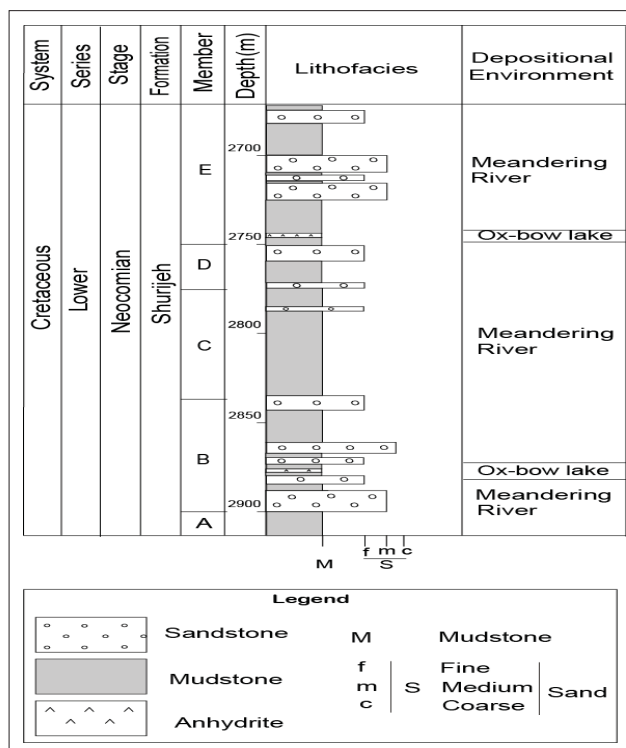
بخش‌های ژرف کانال است [۱۰]. شکل هندسی گوه‌ای در رخساره Gp در سازند شوربجه نشان‌دهنده پیدایش این رخساره در کانال است. نبود ساخت رسوبی در رخساره Sm به گمان قوی در نتیجه نهشته گذاری با جریان‌های گراولته‌ای و نرخ نهشته گذاری بالا است. گرچه ساخت رسوبی ممکن است پس از رسوب گذاری با آشفستگی زیستی و تخلیه آب از بین رود [۱۹]. رخساره Sm در نتیجه نهشته گذاری با جریان گراولته‌ای درون کانال پدید آمده است. دانه‌هایی در اندازه ماسه بسیار ریز تا متوسط در رخساره Sh در نتیجه جریان‌هایی با سرعت یک متر بر ثانیه و در ژرفای ۰/۲۵ تا ۰/۵ متر پدید می‌آید [۱۰]. همچنین دانه‌های پبلی در این رخساره به اندازه کمتر دیده می‌شود [۱۰]. بودن لامینه بندی موازی به گمان قوی گواه بر پیدایش این رخساره در بخش بالایی سدها و درون کانال است [۲۴]. پیدایش رخساره Sp با لایه بندی مورب در نتیجه مهاجرت دون‌های دوبعدی است [۱۰]. رخساره Sp در نتیجه نهشته گذاری درون کانال پدید آمده است. خمیدگی لایه‌های مورب در رخساره St نمایانگر فرسایش لایه پایینی است [۱۰]. این رخساره در نتیجه مهاجرت دون‌های سه بعدی با خط‌الراس سینوسی یا در نتیجه برافزایی سدهای طولی و مقاطع تجمع یافته پدیدار شده است [۱۰] و [۲۳]. رخساره Sr در نتیجه مهاجرت ریپل مارک‌های نامتقارن به سوی پایین بارژیم جریان پایین پدید آید [۱۰]. ساخت‌های درونی در نتیجه مهاجرت ریپل‌ها پدید می‌آیند که



شکل ۱۳ | رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی نهشته‌های سازند شوربجه در برش قرقره.



شکل ۱۴ | مدل رسوبی و محیط‌های رسوبی سازند شوربجه در برش‌های قرقره و خانگیران (خاور حوضه رسوبی کپه داغ)



شکل ۱۲ | رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی نهشته‌های سازند شوربجه در برش زیرسطحی خانگیران ۳۰.

گاو یا پلایاهای پدیدار شده در دشت پایین دستی رودخانه) در آب و هوای گرم و خشک است. ندول‌های انیدریت در پهنه‌های گلی دریاچه پلایاها در مرحله دیاژنز ابتدایی پدید می‌آیند [۲۷]. در شکل‌های ۱۲ و ۱۳، رخساره‌ها و محیط‌های رسوبی نهشته‌های سازند شوربچه در برش‌های خانگیران و قرقره نمایش داده شده است. در شکل ۱۴، مدل رسوبی و محیط‌های رسوبی سازند شوربچه در برش‌های قرقره و خانگیران نشان داده شده است.

نتیجه‌گیری

بررسی رخساره‌های سیلیسی آواری سازند شوربچه در برش سطحی قرقره بیانگر نهشته‌گذاری این رخساره‌ها در محیط‌های رسوبی رودخانه‌ای (بریده بریده و متاندری) است. جای‌گیری نهشته‌های رودخانه بریده بریده در بین رخساره‌های رودخانه متاندری بیانگر افت و خیز سطح دریا و تغییرات تکتونیکی حوضه رسوبی در هنگام پیدایش رخساره‌های سیلیسی آواری سازند شوربچه است. رخساره‌های این سازند در برش زیرزمینی خانگیران در محیط‌های رسوبی قاره‌ای (رودخانه متاندری، دریاچه) نهشته شده‌اند. در برش زیرسطحی خانگیران، گسترش جانبی محدود نهشته‌های ماسه‌ای که کیفیت مخزنی دارند، به دلیل نهشته‌گذاری در کانال رودخانه متاندری است. ■

گل، سیلت و ماسه بسیار ریز در ناحیه خارج کانال پدیدار می‌شود [۱۰]. ستبرای زیاد رخساره‌های گراولی و ماسه‌ای، کمی ستبرای رخساره‌های گلی، نبود لایه‌های مورب بزرگ مقیاس که نهشته‌گذاری آن‌ها به گونه جانبی و به‌سوی پایین جریان (Deposit Accretion Lateral) است، نمایانگر نهشته شدن رخساره‌های St، Sp، Sr، Sh، Sm، Gp، Gh، Gcm و رخساره Fm در رودخانه بریده بریده با بستر گراولی است. رخساره‌های وابسته به محیط رسوبی رودخانه بریده بریده سازند شوربچه در برش قرقره با مدل کنونی رودخانه دنجک (Donjek) [۱۰] و [۱۴] همسان است. رخساره‌های بخش‌های آغازین و پایانی سازند شوربچه در محیط رسوبی رودخانه متاندری نهشته شده‌اند. فراوانی بیشتر نهشته‌های دانه‌ریز رخساره‌های FI و Fm، فراوانی رخساره‌های St، Sp، Sr، Sh، دانه‌بندی به‌سوی بالا ریزشونده و کمی رخساره‌های گراولی بیانگر نهشته‌گذاری در رودخانه متاندری است. بودن لایه‌بندی مورب کشیده و خمیدگی بیشتر در جهت شیب لایه نمایانگر پیچش بیشتر رودخانه متاندری است. نبود رخساره گراولی، نسبت کم ماسه به شیل در برش زیرزمینی خانگیران، نمایانگر نهشته شدن رخساره‌های ماسه‌سنگی و گل‌سنگی سازند شوربچه در محیط رسوبی رودخانه متاندری است. رخساره‌های انیدریت و گل‌سنگ با ندول‌های انیدریت در توالی با رخساره‌های رودخانه‌ای جای گرفته و بیانگر نهشته شدن در یک محیط رسوبی بسته (دریاچه شاخه

منابع

- [1] Berberian, M. and King, G. C. P., Candian Jour. of Ear. Seci., 18, 210, 1981.
- [2] Afshar-Harb, A., University of Landon, England, 316, 1979.
- [3] Moussavi-Harami, R., 12th Inter. Sedim. Cong., Canberra, Australia, 220, 1986.
- [4] Moussavi-Harami, R. and Brenner, R.L., Jour. Of Cre-taceous Research, 11, 163, 1990.
- [5] Folk, R.L., Petrology of Sedimentary Rocks, Himphill Publishing Co., Austin, Texas, 1974.
- [6] Miall, A.D., Jour. of Ear. Scie., 13, 1977.
- [7] Miall, A.D., Jour. of Petrol Geo., 5, 1978.
- [8] Miall, A.D., Jour. of Sed. Geo., 38, 499, 1984.
- [9] Miall, A.D., Jour. Of Ear. Scie. Review, 22, 261, 1985.
- [10] Miall, A.D., The Geology of Fluvial Deposits, Springer, Verlag, Berlin, 1996.
- [11] Allen, J.R.L., Jour. Of Sed., 2, 93, 1963.
- [12] Allen, J.R.L., Jour. Of Sed., 3, 163, 1964.
- [13] Allen, J.R.L., Jour. of Geo., 7, 129, 1970.
- [14] Williams, p.f. and Rust, B.R., Jour. of Sed. Petro., 39, 649, 1969.
- [15] Bluck, Jour. of Geo. 7, 93, 1971.
- [16] Collinson, J.d., Jour. of Geo, 50, 671, 1971.
- [17] Rust, B.R., Jour. Of Sedim., 18, 221, 1972.
- [18] Rust, B.R., Jour. Of Petroleum Geology, 5, 605, 1978.
- [19] Miall, A.D., Principle of Sedimentary Basin Analysis, Springer-Verlag, 2000.
- [20] Allen, P.A., Allen, J.R.L., Basin analysis: Principles and Applications, Blackwell Scientific Publication, Oxford, 1990.
- [21] Lowey, G.W., Jour. of Sed. Geo., 198, 273, 2007.
- [22] Collinson, J.D., Alluvial sediments. In: Reading, H.G., (eds.), Sedimentary Environments, 1996.
- [23] Kim, S.B., Kim, y.g., Jo, h.r., Jeang, K.S. and Cjough, S.K., Jour. of Cret. Rese., 30, 100-, 2009.
- [24] Khalifa, M. and Catuneanu, Q., Jour. of African Ear. Scie., 51, 89, 2008.
- [25] Allen, J.R.L., Sedimentary Structures: their Character and Physical Basis, Elsevier, Amesterdam, 1984.
- [26] Smith, D.G. and Locking T., In: 4th inter. Confe. on fluvial sedimentology, 223, 1989.
- [27] Goldberg, K., Morad, S., Al-Aasm, L.S. and Deros, L.F., Jour. of South American Ear. Scie., 32, 1, 58, 2011.