

ردیابی آثار تغییر مسیر رودخانه کارون در کواترنر

مصطفی خبازی^۱، علی اصغر عبدالهی^۲

۱- استادیار گروه جغرافیا دانشگاه شهید باهنر کرمان

۲- استادیار گروه جغرافیا دانشگاه شهید باهنر کرمان

چکیده

رودخانه‌ها و جلگه‌های حاصلخیز آنها از دیرباز کانون شکل گیری و رشد تمدن‌های بشری بوده و هستند. جلگه خوزستان جلگه‌ای کم ارتفاع با شیب ملایم است که رودخانه‌ی کارون در آن جریان دارد. این رودخانه در طول دوران زمین‌شناسی بهویژه در عهد چهارم «کواترنر» از تحرک و پویایی خاصی برخوردار بوده است، به‌طوری که مرتب از مسیر اولیه خود منحرف شده و به مسیر یا مسیرهای دیگری تغییر جهت داده و علاوه بر جابجایی کانون‌های مدنی، موجب تغییرات الگوی آبراهه‌ای نیز شده است. در این پژوهش با ترکیبی از روش‌های کتابخانه‌ای - میدانی و مطالعات تاریخی و بر مبنای روش سیستمی و با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای لندست (۲۰۰۰)، داده‌های رقومی ۱:۲۵۰۰۰، نقشه‌های توپوگرافی و با استفاده از تکنیک‌های GIS و نرم‌افزارهای آماری و همچنین سامانه سیستم موقعیت باب جهانی GPS اقدام به شناسایی مسیرهای اولیه و قدیمی رودخانه کارون گردید، و با عنایت به این مسئله که در تغییر مسیر رودخانه‌ها در کواترنر ^۴ عامل اصلی تغییرات سطح اساس، عوامل تکتونیک، تغییرات اقلیمی (کاتاستروف) و عوامل انسانی نقش عمده‌ای داشته‌اند مسیر رودخانه کارون را ردیابی نموده که منجر به شناسایی ^۴ مسیر عمده قدیمی به همراه تعداد زیادی مسیرهای فرعی گردید.

کلید واژه‌ها: دشت سیلانی، کواترنر، ماندر، کارون

مقدمه

برای ژئومورفولوژیست‌ها از دیدگاه چشم انداز فضایی، رودخانه از جنبه‌های مختلفی نظری شکل هندسی آبراهه‌ها، هیدرولیک و الگوهای فضایی آن اهمیت دارد. لذا بررسی مورفولوژی رودخانه‌ها و تغییر و تحول اشکال آنها از نظر ژئومورفولوژیست‌ها ضرورت و اهمیت بسیاری دارد. رودخانه‌ها به عنوان سیستم‌های باز در طول دوران‌های مختلف تغییرات زیادی را متحمل شده‌اند و همواره از مسیر اولیه خود خارج شده و به مسیر یا مسیرهای دیگری منحرف شده‌اند. در واقع چون آبراهه‌های آبرفتی از مواد رسوبی فرسایش‌پذیری تشکیل شده‌اند و فشار وارد به علت نیروی جریانی آب بیش از مقاومت رسوب‌های در بر گیرنده آن است، لذا بستر و دیواره آبراهه، بطور طبیعی در طول زمان تغییر می‌کند. از طرف دیگر تجدید و جابجایی مستمر رسوبات نشان می‌دهد که دشت سیلانی حاصل

از جریان‌های ماندری یک وضعیت دائمی ندارد، به لکه این دشت به صورت یک انبار موقتی از مواد است که به سمت پایین دشت جا به جا می‌شود. بدیهی است تعداد و نسبت تغییر مسیرها (ماندرها) و تجدید کار دشت سیلابی مربوط به آن، به عوامل متعددی بستگی دارد. به عبارت دیگر بر خلاف آبراهه‌هایی که دارای وضع پایدار و تنظیم شده‌ای هستند، جریان‌هایی یافت می‌شوند که ناپایدار بوده و به طور مستمر به تغییرات خارجی مختلف نظریه‌بار رسویی یا مقدار تخلیه واکنش نشان می‌دهند. در طول تغییرات عمدۀ اقلیمی دوران چهارم (کواترنری)، رودخانه‌ها به نحو چشمگیری به تغییرات بار رسویی یا مقدار تخلیه و بخصوص تغییرات سطح اساس حساسیت داشته و به آن پاسخ داده‌اند. بطور کلی رودخانه‌ها در دوران چهارم از تحرک و پویایی خاصی برخوردار بوده‌اند که این تحرک و جابه جایی‌ها با سه عامل تغییرات سطح اساس دریا، تغییرات اقلیمی (آب و هوایی) و زمین ساخت (تکتونیک) در ارتباط بوده است. رودخانه‌ی کارون نبز با واقع شدن در دشت سیلابی خوزستان از این اصل مستثنی نبوده و دائماً در حال تغییر و انحراف از مسیر اولیه خود بوداست. لذا هدف اصلی این مقاله، شناسایی و مشخص نمودن تغییر مسیرهای رودخانه کارون به عنوان یکی از آثار و شواهد کواترنری در ایران می‌باشد.

پیشینه تحقیق

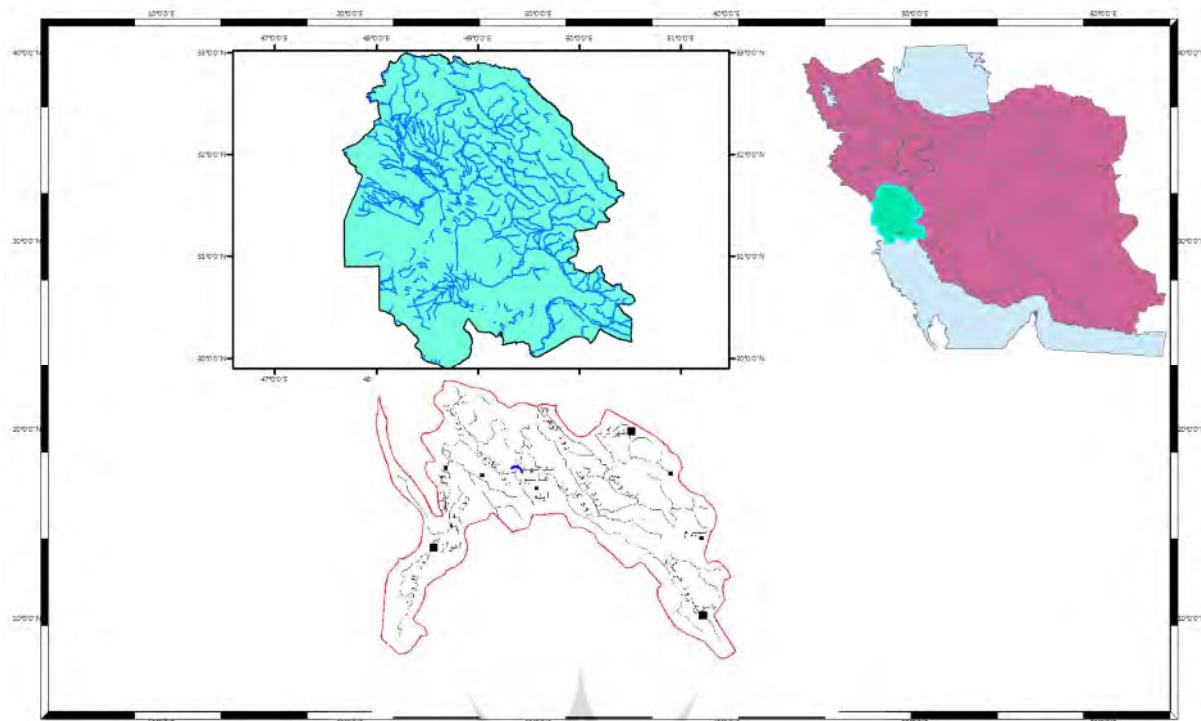
یک شبکه رودخانه‌ای را می‌توان مانند سیستم بازی در نظر گرفت که در حالت تعادل پویا است و در آن متغیرهای وابسته‌ای چون شکل رودخانه، شبیب و طرح افقی رودخانه با داده‌های میزان دبی و رسمب هماهنگ است که هرگاه تغییری در این داده‌ها پدید آید، این سیستم با هماهنگ کردن ویژگی‌های ریخت‌شناسی خود با وضعیت جدید به سرعت واکنش نشان می‌دهد. این تغییرات را که می‌توان همان پاسخ‌های نخستین و ثانوی به محرك‌های محیطی دانست، توسط Howard (1965) تشریح شده است. این نوع فرایند را می‌توان پاسخ پیچیده در سیستم‌ها نامید. Schumm هم این مفهوم را برای سیستم‌های ژئومورفولوژیکی در سال ۱۹۷۳ بطور کامل توضیح داده است. تغییرات بار بستر هنگام تشکیل ماندر توسط آکرزو چارلتون (۱۹۷۰) در یک آبراهه آزمایشی به نمایش گذاشته شد. خان (۱۹۷۱) ارتباط بین پیچ دار شدن و قدرت جریانی برای آبراهه‌های آزمایشگاهی، در یک قنات بزرگ را مورد بررسی قرار داده است. هیکن و نانسون (۱۹۷۵) در رودخانه بتون^۱ در کلمبیای انگلیس جابه جایی در حدود ۰/۵ متر در سال را طی ۲۵۰ سال گزارش کردنکه بیشترین مقدار گزارش شده ۰/۷ متر بود، در واقع تلاشهای اولیه در جهت توجیه علمی تشکیل پیچان رودها، مربوط به کارهای علمی هیکن است. وی کوشید با استناد به نتایج مطالعات پیگیر خود در زمینه علل تشکیل پدیده‌ها، آستانه‌ای را برای تشکیل آن ارائه دهد Pettes (1991: 229). در سال ۱۹۷۹ پاسخ پیچیده مورفولوژی رودخانه در برابر ساختن مخزن در مسیر رود را با استفاده از اطلاعات مربوط به انواع مخازن مطالعه کرده است. یکی از بهترین نظریه‌ها در مورد هیدرولیک «شکل هندسی جریان» توسط یالین و سپس در سال ۱۹۸۲ به طرز ماهرانه‌ای توسط ریچاردز عنوان شده است. وی معتقد است هنگامی که میزان تخلیه از حد آستانه‌ای خود خارج شود، در قسمت‌های پایین دست جریان، حوضچه‌ها و برآمدگی‌های کوچکی پدید می‌آید که هر کدام از آنها به صورت پی در پی در فاصله‌ای به اندازه $W^{2\pi}$ تا W^5 با هم دارند. در جریان‌های کم،

^۱-Beatton

در توپوگرافی بستر تغییری ایجاد نمی شود، ولی در جریان‌های زیاد تغییرات بستر زیاد است. Johnwilley (1999) در کتاب Foluvial Processes In Environmental Change به تشریح جریان‌های کanalی و دشت‌های سیلابی و سپس به فرایندهایی که بر روی کanalها و دشت‌های سیلابی صورت می‌گیرد و پاسخ‌هایی که هر یک از آنها به عوامل محیطی به صورت یک سیستم دینامیک و پویا می‌دهند می‌پردازد. Johns Bridge (2000) در فصل هشتم کتاب River and Flood Plain به طور مشروح به بررسی جابه جایی‌های کمربندهای کanalی در دشت‌های سیلابی و تأثیر سایر ویژگی‌های رودخانه نظیر میزان دبی، رسوب، سنگ بستر، ساختمان‌های رسوبی و... می‌پردازد. برخی از محققان معتقدند که بدنبال وقوع تغییرات مشخص اقلیمی و هیدرولوژیکی در کواترنر (خیام، ۱۳۷۰؛ بهویژه ۲۰۵) پیچان‌ها که موجب گسترش و پهن‌تر شدن دشت سیلابی شده‌اند، در این دوره شکل گرفته‌اند. دوری با استناد به میراث‌های موجود که حاکی از گسترش خمیدگی در مسیر جریان رودخانه‌ها پدید آمده است. بطوریکه عمدۀ ترین پیچان‌ها گذشته، باید میزان دبی رودخانه، بدنبال وقوع تغییرات عمدۀ اقلیمی به ۲۰ تا ۶۰ برابر میزان فعلی رسیده باشد تا رودخانه‌ها بتوانند چنین پیچان‌های بزرگی را پدید آورند (spark, 1990). درک درست نحوه و علل تشکیل پیچان‌ها در طول زمان، مستلزم بررسی سیستمی آنها است. لتوپولد از جمله پژوهشگرانی است که اعتقاد دارد بدون تحلیل سیستمی شبکه‌های زهکشی نمی‌توان در مورد نحوه توسعه پیچان‌ها به نتایج قابل قبولی دست یافت (176): Leopold, 1997 (Leopold, 1997)، محققین داخلی زیادی نظیر رنگرن و همکاران (۱۳۸۱)، رامشت (۱۳۸۲)، یمانی (۱۳۸۹)، یمانی (۱۳۹۰)، مقصودی (۱۳۸۷) بهرامی (۱۳۸۲) و... در زمینه تغییر مسیر رودخانه‌ها تحقیقات ارزشمندی انجام داده‌اند.

موقعیت منطقه مطالعاتی

حوضه آبریز رودخانه کارون بین طول‌های شرقی ۳۳°۷ و عرض‌های شمالی ۳۰°۶ و ۳۴°۲ واقع شده است. حوضه آبریز این رودخانه با وسعت ۶۰۵۰۰ کیلومتر مربع جزئی از حوضه آبریز خلیج فارس و دریای عمان است. این رودخانه از چشمه سارهای دامنه کوه‌های ونك و زردکوه واقع در دهستان سورآب، در ۹۱ کیلومتری شمال غربی شهرکرد سرچشمه گرفته و به نام آب کوهرنگ به سوی جنوب شرق آن روان می‌شود. این رود بعد از طی شهرستان‌های شهرکرد، بروجن، لردگان، ایذه، مسجدسلیمان، شوستر، اهواز و خرمشهر در شرق شهر خرمشهر به دو شاخه تقسیم می‌گردد. شاخه شرقی به نام رودخانه بهمنشیر به سمت جنوب شرقی جریان یافته و از طریق خور موسی به خلیج فارس می‌ریزد و شاخه غربی که از جنوب خرمشهر می‌گذرد به رودخانه اروندرود یا شط العرب می‌ریزد.



شکل ۱- موقعیت محدوده مطالعاتی

مواد و روش‌ها

در این تحقیق ابتداً ویژگی‌های طبیعی منطقه نظیر وضعیت توپوگرافی، شیب، زمین‌شناسی، جنس خاک، رسوبات و اقلیم مورد مطالعه قرار گرفت. سپس نقشه‌های رقومی توپوگرافی با مقیاس ۱:۲۵۰۰۰۰ منطقه تهیه و در نرم افزار Auto cad 2008 موزاییک شد و برهمین اساس اقدام به شناسایی تغییرات الگوی آبراهه‌ای از سرچشمه تا مصب کارون گردید. در این راستا نقشه‌های توپوگرافی رقومی ۱:۲۵۰۰۰ سازمان نقشه‌برداری کشور تهیه و وارد محیط نرم افزاری Arc Gis9.3 گردید ولایه مدل رقومی ارتفاعی ساخته شد. از روی آن لایه‌های دیگری همچون لایه شیب و TIN تهیه گردید، سپس با روی هم اندازی لایه‌های ۱:۲۵۰۰۰ و تصویر ماهواره‌ای landsatTM2000، عکس هوایی سال ۱۳۵۵ با مقیاس ۱:۵۵۰۰۰ ولایه آبراهه‌ها، مسیرهای فعلی و مسیرهای قدیمی و متراک شناسایی شدند. بدین ترتیب با استفاده از شیوه‌های کارتوگرافیک نسبت به نمایش شواهد موجود در ارتباط با تغییر مسیر پیچان رودها اقدام گردید. این در حالی است که متون کهن و تاریخی جغرافی دانانی نظیر مقدسی، یاقوت حموی و... در شناسایی و تحلیل مسیرهای قدیمی کمک فراوانی به نویسنده‌گان کرد. در نهایت با چندین نوبت عملیات میدانی نسبت به تطبیق یافته‌ها از عکس‌های هوایی، تصاویر ماهواره‌ای و سایر منابع با واقعیات زمینی به کمک سامانه موقعیت یاب جهانی (GPS) اقدام گردید.

یافته‌های تحقیق

مطالعات و شواهد تاریخی تغییر مسیر رودخانه کارون

کارون تن‌ها رودخانه ایران است که قابل کشتیرانی است و حوضه وسیعی از مناطق ایران را شامل می‌شود. این حوضه توسط استان‌های خوزستان، لرستان، چهارمحال و بختیاری و کهگیلویه و بویراحمد پوشش می‌یابد. حوضه آبریز کارون در چین خورده‌گاهی زاگرس میانی و در جنوب حوضه آبریز کرخه قرار دارد. بطور کلی ۹۵٪ از حوضه آبریز کارون علیا دارای ارتفاع بیش از ۱۵۰۰ متر است. طول کارون حدود ۸۹۰ کیلومتر بوده و حوضه آبریز آن منطقه‌ای به وسعت ۶۶۹۳۰ کیلومتر مربع را شامل می‌شود. قسمت اعظم این حوضه حدود ۴۵۶۳۰ کیلومتر مربع در مناطق کوهستانی واقع بوده و تن‌ها بخش کمی از آن (۲۱۳۰۰ کیلومتر مربع) شامل مناطق دشتی و کوهپایه‌ای می‌شود. پهنا و ژرفای کارون در طول مسیر طولانی آن متفاوت می‌باشد. بطوریکه در محل تلاقی با رودخانه دز پهنه‌ای آن بین ۲۵۰-۳۰۰ متر در جنوب اهواز حدود ۴۰۰ متر و در حوالی خرمشهر از ۹۰۰ تا ۳۵۰ متر تغییر می‌یابد. ژرفای آن در قسمت زردکوه بختیاری ۴ متر و در نزدیکی اهواز بین ۴-۲ متر است. رودخانه کارون دارای جریان آب دائمی فراوان بوده و حجم سالیانه آن بیش از ۲۴ متر مکعب و آبدیهی متوسط لحظه‌ای آن ۷۳۶/۵ متر مکعب در ثانیه اندازه‌گیری شده است (افشین، ۱۳۷۳: ۲۵۷). رسوبات این رودخانه جلگه خوزستان را تشکیل داده و همین رسوبات است که کم کم موجب وسعت این جلگه گشته است. سرچشم‌هاش کوههای بختیاری است و در تمام امتداد خاک خوزستان با پیچ و خم بسیار عبور می‌نماید (کریمی، ۱۳۱۶: ۴۲). منبع اصلی این رودخانه چشمه کرنگ و چشمه محمودی است که محمود کر هم نامیده می‌شود. کرنگ از دامنه جنوبی کوهرنگ معروف می‌جوشد و چشمه محمودی از دامنه شرقی رشته جنوبی زردکوه و این دو از مناظر بسیار باصفای ایران می‌باشند. چشمه محمودی از شکاف سنگی بیرون آمده و در حوض سنگی بزرگی می‌ریزد و سپس از میان حوض بیرون آمده آبشار ده ذرعی دلربایی تشکیل می‌دهد.^۱ (کرزن، ۱۳۴۹: ۳۸۱). سپس در چند قدم پائین‌تر تشکیل آبشاری را می‌دهد و مسیر خود را به سمت جنوبشرقی ادامه می‌دهد و پس از طی ۳۰۰۰ قدم به آب کرنگ رسیده نام ماربو را به خود می‌گیرد. آب ماربو تقریباً پس از طی ۴۵ کیلومتر به سمت جنوبشرقی به آب چری متصل می‌شود و از این به بعد کارون نامیده می‌شود. در ادامه شعباتی از تنگ ورشک به آن ملحق می‌شود و درست در منطقه دوپلان، سبزآب به آن منضم می‌شود. رود کارون در اینجا بسیار بزرگ شده و از صخره‌های عظیم به دره‌های عمیق سرازیر می‌شود (شوشتري، ۱۳۵۱: ۳۵). این رود تقریباً پس از طی ۱۹۳ کیلومتر به جنوبشرقی با آب گندن ملاقات می‌کند و یک دفعه خط مسیر خود را تغییر داده و به جنوب غربی می‌پیچد و از این نقطه به پائین خاک کهگیلویه و بختیاری را از هم جدا می‌سازد و در خط مسیر جدید امتداد زیاد ندارد. زیرا پس از ۵۶ کیلومتر در ناحیه پارس متوجه شمالغربی می‌شود و کم کم در رأس شمال منگشت مستقیماً متوجه شمال می‌گردد و در این قسمت آب سرخون و رود خرسان و آب بازفت از سمت راست و چپ در آن ریخته دو برابرش می‌سازند. آب کارون پس از طی ۹۶ کیلومتر با آب سوسن یکی می‌شود و در آن حدود متوجه غرب می‌گردد آنگاه ۲۳ کیلومتر به شمال و ۴۸ کیلومتر دیگر بین شمال و مغرب طی نموده و در بالای قصبه گتوند یک دفعه متوجه جنوب می‌شود. در این قسمت نیز آبهای دولاب، سور، لالی، سور عقیلی در پائین بدان می‌پیوندد و آبهای کوچکی مانند ایوه، قیلا، دره گچی، رغا، جریک، دلی، زیورو و عنبل بدان آمیخته می‌شود. آب کارون از بالای سوسن تا حدود گتوند نسبتاً آرام سیر می‌کند و بستر آن بسیار پهن‌تر

^۱- چشمه‌های زردکوه را بانو پیش‌آپ و استک مورد بازدید قرار داده‌اند.

از قبل می‌باشد. لذا ممکن است از بعضی نقاط آن به وسیله کلک^۱ عبور نمود و آن نقاط را الوار گدار (گذار) می‌گویند. مانند گدار لندر و گدار سوسن (شوشتاری، ۳۵:۱۳۵۱). کارون در ادامه به طرف جنوب، در تنگه‌هایی که ویرانه‌های دو به نای ساسانی مشرف به آن است (گتوند) به دشت عقیلی وارد می‌شود، سپس به وسیله گردنۀ دیگری به کوه فدلک یا صخره شنی در بالای شوستر وارد صحرای خوزستان می‌گردد (کرزن، ۳۸۲:۱۳۴۹). رودخانه کارون پس از رسیدن به شهر شوستر و در بالای آن شهر دو شاخه گردیده، شاخه کوچکتری که رود گرگر و «دودانگه» نامیده می‌شود از کنار شرقی شهر رو به جنوب روان می‌شود و شاخه بزرگتر رود «شطیط» و چهاردانگه نامیده می‌شود، به سوی غرب پیچیده از شمال شهر روان می‌گردد پس از مسافتی بار دیگر رو به جنوب کرده و در محاذی شاخه دیگر، به فاصله دو فرسنگ کمابیش از آن راه می‌پیماید. این دو رودخانه سرانجام در بند قیر که هفت یا هشت فرسخ از شوستر فاصله دارد به هم پیوسته و یک رود می‌گرددن (اقتداری، ۵۷۵:۱۳۷۵).

باید دانست که اصل گذرگاه رود همان است که امروزه گذرگاه شاخه شطیط می‌باشد، شاخه شرقی را در دوره‌ای با دست کنده و پدید آورده‌اند (کسری، ۶۳:۱۳۵۲). از این قسمت به بعد رودخانه به کارون سفلی معروف می‌باشد. آب کارون پس از سد خدآفرین در اهواز به سمت پائین می‌آید و آنرا تا به شط‌العرب، کارون سفلی می‌نامند. این رود تا در سمت بالا جریان دارد کارون علیا است و این نام تا حدود شوستر است. اما در خاک بختیاری به همان کلمه باستانی کرنگ و کرن گفته می‌شود که کارون مغرب آن می‌باشد. این رودخانه علاوه بر شعب اصلی آن که به شط‌العرب می‌ریزد شامل سه شعبه است: کهند رود، رودکور، بهمن‌شیر (کسری، ۶۲:۱۳۵۲). طول مجرای کرنگ از سرچشمه تا حدود شوستر که مشتمل بر پیچ و خمها زیاد می‌باشد ۴۶/۲۲۵ کیلومتر است و مسافت کارون علیا از گتوند تا اهواز ۹۶/۵۴۰ کیلومتر و طول کارون سفلی تا محرزی ۱۵۴/۴۶۴ کیلومتر. متوسط عمق کارون در پائیز (هنگام کم آبی) چهار قدم است و کشتی‌هایی که آبگیر آنها بیش از یک ذرع باشد به دشواری در آن رفت و آمد می‌کنند. کارون پس از گذشتن از اهواز و پیمودن ۱۵۴ کیلومتر در بالای خرمشهر دو شعبه می‌گردد یکی از کنار قریه محرزی مستقیماً به دریا می‌ریزد که آن را بهمن‌شیر (مخفف بهمن اردشیر) می‌نامند و دیگری به نام شط (یا کanal عنصری) می‌باشد که از جلوی شهر خرمشهر می‌گذرد و به شط‌العرب می‌پیوندد. در دومین شاخه آب بیشتری جاری است و رفت و آمد کشتی‌ها نیز در آن است و در بهمن‌شیر تن‌ها کشتی‌های باری رفت و آمد می‌کنند. این قسمت را به اصطلاح جغرافیای یونانی باید دلتای کارون نامید. رود کارون نزد محرزی در حوالی سابله به شکل دلتای (دال یونانی) دولا شده و خود را به خلیج می‌رساند و به تصریح نویسنده‌گان تمام آب کارون در روزگار پیشین از راه بهمن‌شیر به دریا می‌رفته و جزء در میان خلیج فارس پیوندی با آبهای عراق نداشته است و در روزگار پیشین بوده که کارون را به شط‌العرب راه داده‌اند. استرابون در سه جا از کتاب خود تصریح می‌کند که فرات و دجله و کارون هر یک جداگانه به مردابی دریاچه مانند وارد می‌شوند و آن مرداب به دریا اتصال داشته است (کریمی، ۴۲:۱۳۱۶).

همانطور که ذکر شد کارون در حوالی سابله دلتای خود را شروع می‌کند. در اینجا از شعبه اصلی که به شط‌العرب می‌ریزد سه شعبه دیگر جدا شده به طرف جنوب‌شرقی یعنی خلیج فارس می‌رود و در آنجا تشکیل خلیج‌هایی می‌دهند مانند خور موسی، خور خلیج و خور بهمن‌شیر که به واسطه شعبه‌های کارون به نامهای زردکهند، رودکور و

^۱- وسیله‌ای جهت عبور از رودخانه شبیه قایق

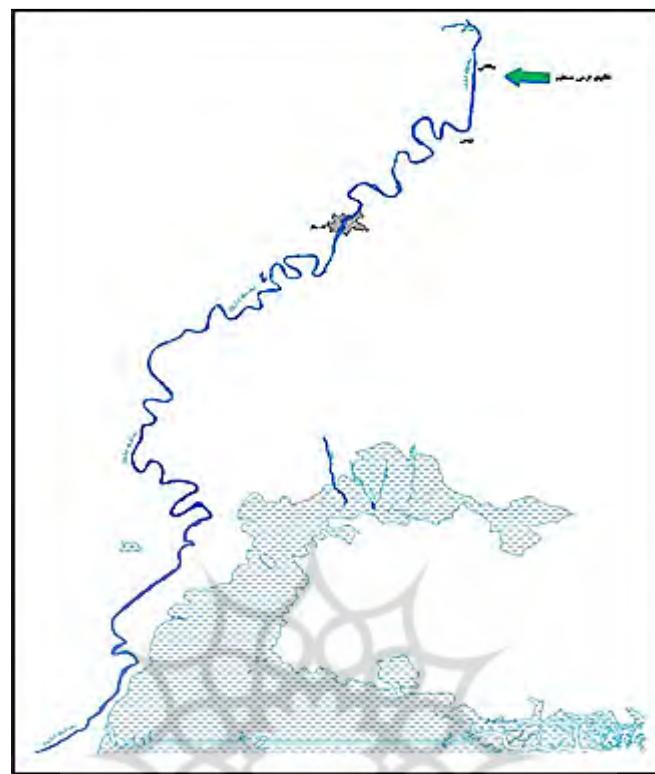
رود بهمن شیر ایجاد می‌شوند. بین دو شعبه کارون به موازات شط‌العرب و خلیج فارس، دو جزیره تشکیل یافته یکی در سمت مغرب موسوم به آبادان و دیگری در شرق موسوم به قربان (شوشتاری، ۱۳۵۱: ۳۲). جزر و مد دریا در تمام شعب مصب شط‌العرب محسوس است. در خرمشهر تفاوت بین جزر و مد تا یک متر و پنجاه سانتی متر هم می‌رسد. در موقع طغیان آب (بهار و اوایل تابستان) سطح آب کارون ۴ متر بالا می‌آید و بعضی اوقات که طغیان زیاد است اراضی پست سواحل رودخانه را هم فرا می‌گیرد. در نزدیکی مصب رودخانه، آب تمامی اراضی اطراف را فرا گرفته و ساکنین بین منطقه مزارع خود را به وسیله کشیدن سد حفظ می‌کنند (بهرامی، ۱۳۳۳: ۴۳). سه رودخانه کارون، دجله و فرات قبلًاً جداگانه به دریا راه داشته در مورد اینکه کارون در چه زمان به شط‌العرب راه یافته باید گفت که مورخین صدر اسلام اشاراتی به این امر داشته‌اند؛ مقدسی در صفحه ۴۲۰ می‌گوید: «بدان که رود اهواز (کارون) و دجله (شط‌العرب) در ایام قدیم جداگانه به دریای چین (خلیج فارس) می‌ریختند و زمین شوره‌زار مابین این دو رودخانه فاصل بوده. مسافرین از اهواز به بصره و رود کارون به دریا می‌رفتند و از آنجا به دجله داخل شده به ایله می‌رسیدند از این باب بسیار در زحمت بودند، عضدالدوله دیلمی نهری عظیم از کارون به دجله رسانید که درازای آن ۴ فرسنگ است و راه رفت و آمد کنونی بر آن است». آقای رحیم‌زاده صفوی حفر این ترעה را به ساسانیان نسبت می‌دهد و می‌نویسنده: «... این ترעה (نهر بین کارون و دجله) ویرانه گردیده قابل کشیرانی نبوده ... عضدالدوله دیلمی ترעה ویرانه را با مصارف بسیار وسعت بخشیده». اما صفوی ذکری از مأخذ نقل قول نمی‌دهد اگرچه صحت آن از اعتبار دور نیست. این ترעה در سال‌های اخیر به واسطه تردد کشته‌های بزرگ و به واسطه گود شدن شط‌العرب بسیار وسیع و عمیق شده و بیشتر کارون در آن روان است و بهمن شیر به تدریج از گل و لای انباشته می‌شود (شوشتاری، ۱۳۵۱: ۳۲). در بعضی از متون نیز اشاره شده که بهمن شیر از راه‌های دجله به دریا می‌باشد از جمله یاقوت حموی در صفحه ۱۰۵ جلد ششم می‌گوید: «چون دجله به دریا نزدیک شود دو شاخه گردد و در نزدیک محجزی یک شاخه از آن به طرف بحرین و عربستان رود و آن در دست راست است و دیگری در سمت چپ است. مسافرین جنابه در آن روند و زمین مثنی است که در مابین آن دو شاخه باشد عبادان در آن واقع است» (شوشتاری، ۱۳۵۱: ۳۲). وی این مطلب را در جای دیگری از کتاب خود نیز تکرار کرده است. لرد کرزن نیز می‌نویسد: «در عهد قدیم بهمن‌شیر دهانه شرقی دجله و شط‌العرب دهانه غربی آن بود. جزیره‌ای که بین آنها واقع شده یعنی بین حفار و دریا بنا بر کتیبه‌های میخی دیلمیون است و ایرانیان میان رودان یا بین النهرين و آبادان می‌نامند» (کرزن، ۱۳۴۹: ۴۱۴). البته باید توجه داشت که نظر دوم در باب بهمن‌شیر کمتر مورد قبول محققین قرار گرفته است (اسماعیلی جلوه‌دار، ۱۳۸۲: ۳۸).

الگوهای فرمی رودخانه کارون

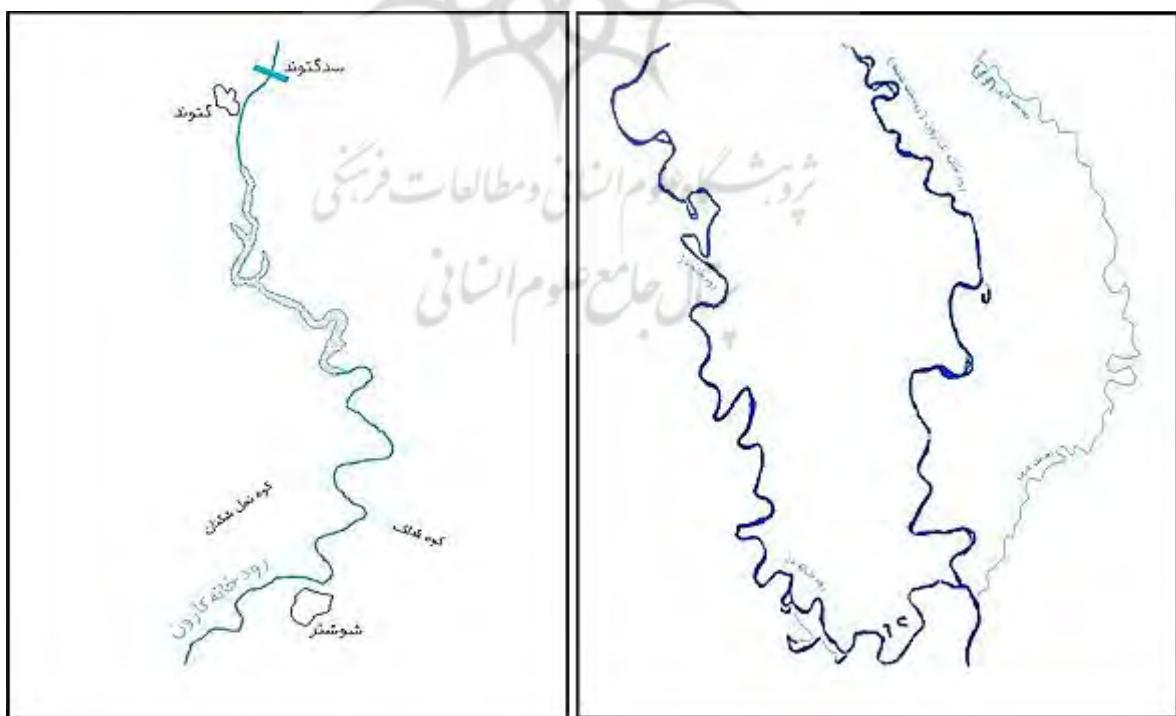
قسمتهای شمالی کارون دارای فرم متفاوتی می‌باشند. در این منطقه از گتوند تا شهر شوشتار رودخانه در حین عبور از تنگ عقیلی نه حالت ماندری دارد و نه حالت بریده به لکه دارای فرمی بینایین می‌باشد و ترکیبی از دو فرم رودخانه‌ای را داراست که به این فرم در اصطلاح آناستومسینگ^۱ گفته می‌شود. پس از آن کارون به دو شاخه تقسیم می‌شود که عبارت‌اند از شطیط و گرگر که هر دو شاخه حالت ماندری داشته و در محلی به نام بند قیر به رودخانه

^۱- Anastomsing

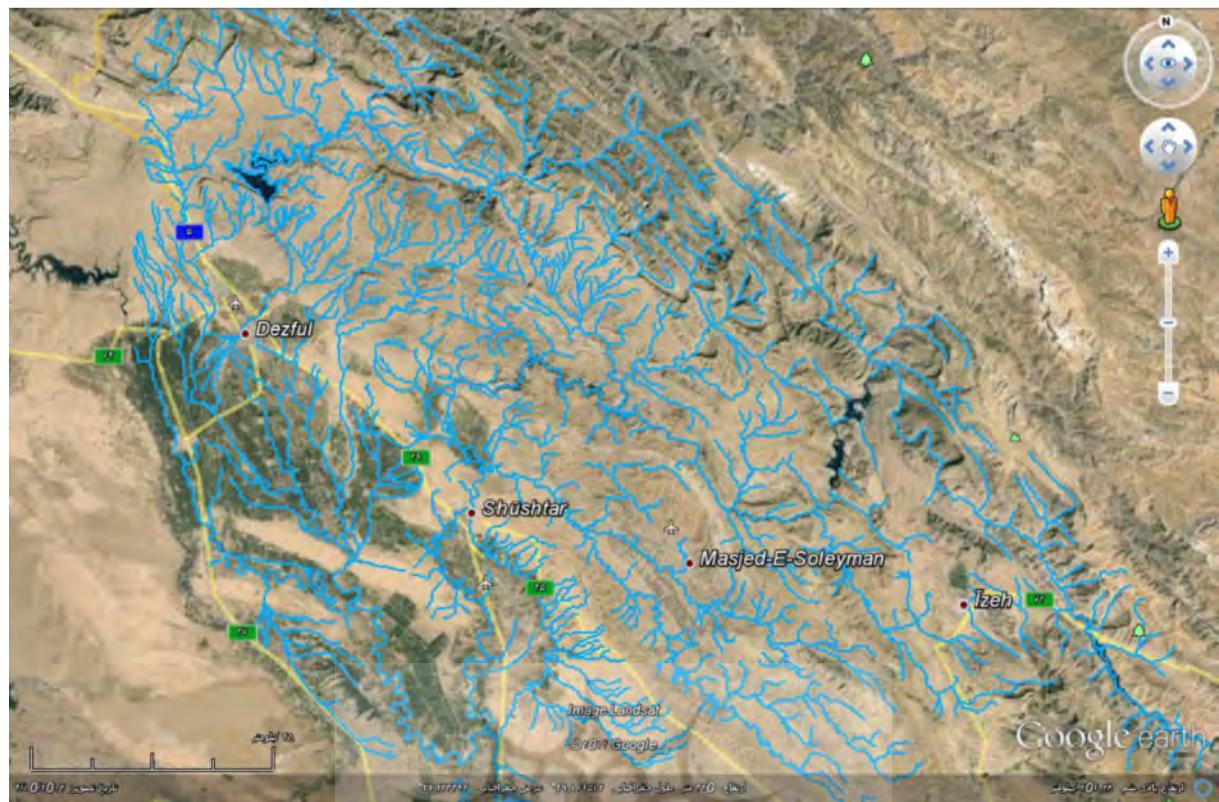
دز متصل می‌گردد. کارون از ملاتانی تا ویس مسافتی حدود ۱۳ کیلومتر را به شکل مستقیم طی می‌کند و در نهایت از ویس تا خلیج فارس حالت ماندری دارد.



شکل ۲- طرح شماتیک الگوهای فرمی رودخانه کارون مستخرج از نقشه ۱/۲۵۰۰۰۰



شکل ۳- طرح شماتیک الگوی فرمی آناستومسینگ شکل ۴- طرح شماتیک الگوی فرمی ماندری رودخانه کارون مستخرج از نقشه ۱/۲۵۰۰۰۰



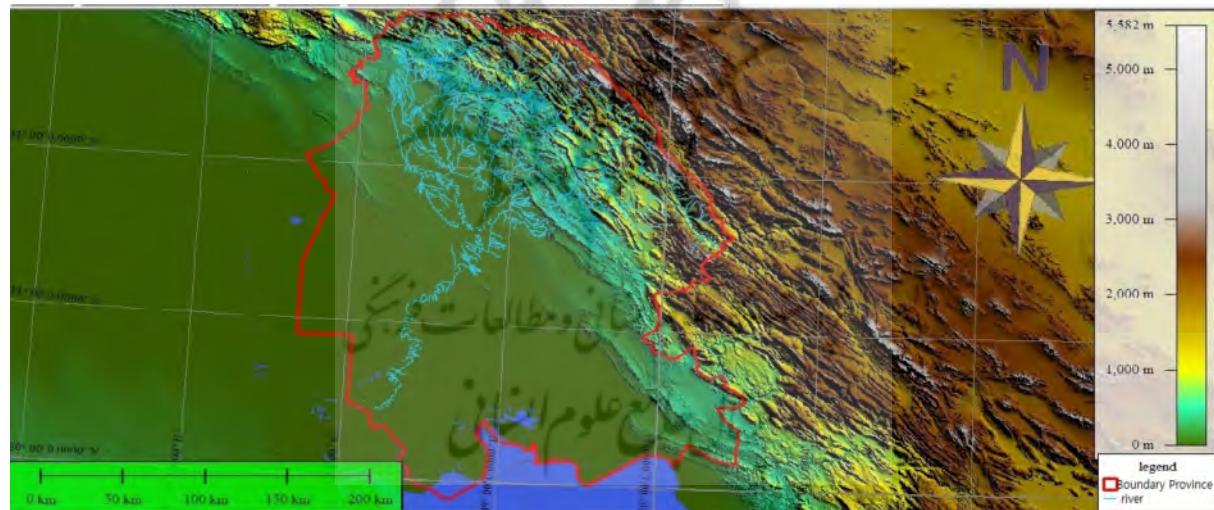
شکل ۵- الگوی فرمی رودخانه کارون در بالادست، روی هم اندازی لایه رودخانه با مقیاس ۱:۲۵۰۰۰۰ روی تصویر ماهواره‌ای Google earth



شکل ۶- الگوی فرمی رودخانه کارون درپایین دست، روی هم اندازی لایه رودخانه با مقیاس ۱:۲۵۰۰۰۰ روی تصویر ماهواره‌ای

تغييرات مسیر رودخانه بر اساس تصاویر ماهواره‌اي

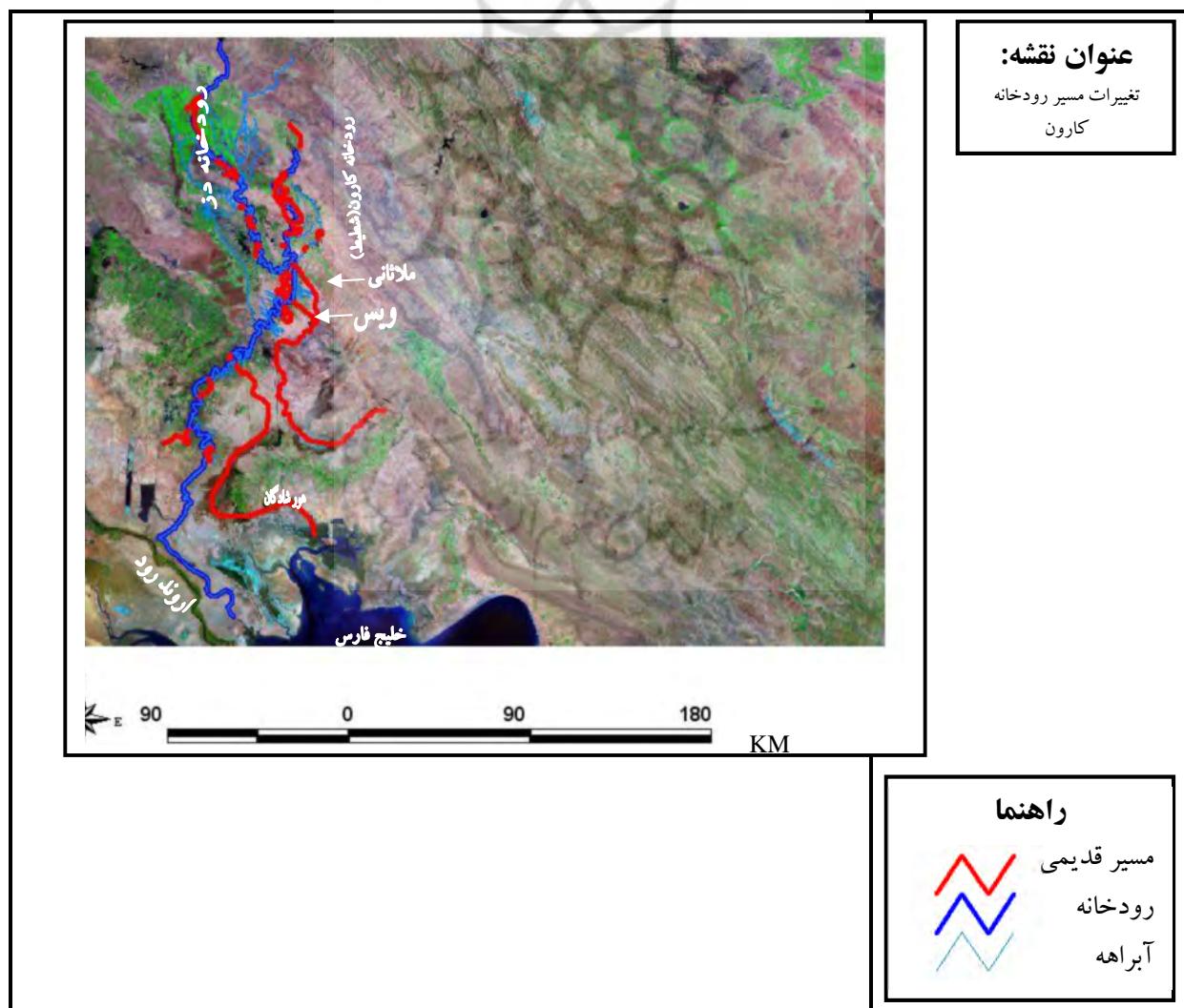
رودخانه کارون پس از خروج از سد گتوند و آبياري ثقلی اراضی گتوند و عقیلی در يك مسیر کوهپایه‌ای از سازند بختیاري عبور کرده و وارد شهر شوستر می‌شود. پس از عبور از شهر شوستر در جنوب کشت و صنعت کارون به ادامه طاقديس سردارآباد برخورد می‌کند که سبب ادامه حرکات جانبی رودخانه به سمت راست شده است. پس از عبور از بندقيع عوارض مهمی در مسیر کارون دیده نمی‌شود تا در اهواز که با طاقديس اهواز تلاقی می‌کند. رخنمون طاقديس اهواز در مسیر کارون رويداد مهمی است که در طول کمی، رودخانه را از جهت حرکات و کف سایي محدود کرده است. رخنمون طاقديس اهواز از چند صد متری شمال پل هفتمن تا کمی پائين تر از پل معلق در بستر عريض کارون در عبور از شهر اهواز دیده می‌شود. در موقع پس آني و در اواخر زمستان و طول مدت بهار، قسمت اعظم رخنمون‌ها، حتی بخش‌های مرتفع آن زیر آب پنهان می‌شود و جريان رودخانه به علت تضاريس بستر ناهموار از حالت اغتشاشی و مواج برخوردار می‌باشد. هنگام برقراری جريان‌های عادي، بخش‌های مرتفع طاقديس از آب بیرون زده و جريان‌های چپ گرد و راستگردی را در پهنه عريض رودخانه در عبور از شهر اهواز به علت وسعت قرار گرفتن تیغه آبشارک‌ها بوجود می‌آورد. در موقع کم آبی قسمت اعظم رخنمون‌هاي طاقديس دیده می‌شود بطوریکه تمامی طول عرض رودخانه در بخش اعظم پل سیاه غیر از دهانه قوسی سمت چپ قابل عبور پیاده است و تمامی جريان کم آبی از دهانه قوس سمت چپ پل سفید عبور می‌کند.



شكل ۷- تغييرات مسیر رودخانه کارون متناسب با شيب طبقاتي بر روی مدل رقومي ارتفاعی محدوده مطالعاتي

بطورکلي می‌توان گفت رودخانه کارون پس از گذر از کوهستان و ورود به دشت الگوي آبراهه‌اي شرياني پيدا می‌کند و داراي بستري است که تغييرات زيادي را در طول زمان از خود نشان داده است. در اين بخش بين کناره‌ها و بستر رودخانه اختلاف ارتفاع زيادي مشاهده نمی‌شود و بستر رودخانه عريض می‌باشد. رسوبات حمل شده در اندازه شن و قلوه سنگ بوده و جزايри بين شاخه‌های رودخانه بوجود آمده است. پوشش گياهی و بيشه‌اي از خصوصيات جزايير ثبيت يافته مسیر است. رودخانه کارون پس از گذر از بند انحرافي گتوند و در محدوده شهر گتوند تا محل اتصال رودخانه سور به کارون در بالا دست شوستر به طول ۲۰ کيلومتر توسيط جزايير شنی به

شاخه‌های متعدد تقسیم شده است. شاخه گرگر در ۶۵ کیلومتر اول دارای خصوصیات ماندری است و شاخه شطیط در قسمت‌های پائین دست خود در مسیری بطول ۳۸ کیلومتر تا محل بند قیر (محل اتصال رودخانه‌های گرگر و شطیط) دارای ماندرهای فراوانی است. تصاویر ماهواره‌ای وجود تغییر در مسیر رودخانه را بنحو بارزی نمایش می‌دهند. وجود بریدگی‌های شاخ گاوی در طرفین رودخانه شطیط گواه این مطلب است. با دقت در شکل شماره (۵) علاوه بر مشخص بودن دریاچه‌های شاخ گاوی دو مسیر عمده قدیمی کارون را می‌توان ردیابی نمود. مسیر اول که از سمت شرقی ملاتانی منحرف می‌شده و تا حدود شمامیات کشیده می‌شده است. مسیر دوم از جنوب ویس شروع می‌شده و پس از پیوستن به رودخانه ماله به هور یا باتلاق موجود در شمال رودخانه جراحی می‌پیوسته است و در نهایت به سطح اساس همیشگی خود یعنی خلیج فارس متوجه می‌شده است. مسیر دیگری در جنوب شهر اهواز و از محلی به نام کوت سید صالح و قزاویه کوچک منحرف می‌شده و پس از طی مسیر مارپیچی شکل به موازات رودخانه کارون فعلی در مناطق ابوسلیجه، صفحه، ام الحجار، صلاحاویه و در شمال دارخوین به تالاب شادگان می‌پیوسته است به جز سه مسیر قدیمی عمده مسیرهای کوچک دیگری نیز به صورت دریاچه‌های هلالی شکل در دو طرف رودخانه کارون مشاهده می‌شود که یادگار مسیر کهن رودخانه می‌باشند (شکل ۸).



شکل ۸ تغییرات مسیر رودخانه کارون

جمع بندی و نتیجه‌گیری

رودخانه و جلگه‌های حاصلخیز آنها از دیر باز کانون شکل گیری و رشد تمدن‌های بشری بوده است. به همین دلیل حاشیه رودخانه‌ها مکان مناسبی برای فعالیتهای کشاورزی، اسکان جمعیت‌ها و شکل گیری مدنیت بوده‌اند. رودخانه‌ها و جلگه‌های حاصلخیز خوزستان نیز از این امر مستثنی نبوده، لذا شناخت مسیر رودخانه، تغییرات آنها و ردیابی مسیرهای کهن علاوه بر بارزسازی سایت‌های باستانی و شناسایی آنها می‌تواند نحوه تکامل کانون‌های مدنی را در ارتباط با عوامل طبیعی (رودخانه‌ها، اقلیم و ...) مورد بررسی قرار دهد، چرا که هر گونه تغییر در رژیم و حريم رودخانه‌ها، با توجه به سطح تکنولوژی و امکانات آن زمان می‌توانسته تأثیرات شگرفی در جابجایی تمدن‌ها داشته باشد. لذا بر اساس مطالعات تاریخی و تصاویر ماهواره‌ای اقدام به شناسایی مسیرهای قدیمی رودخانه کارون در طول دوران چهارم گردید و نتایج زیر حاصل شد.

- ۱- رودخانه کارون در بالا دست ملاتانی ۴ تغییر مسیر عمده و تعداد زیادی تغییرات کوچک دارد.
- ۲- از منطقه ملاتانی یک مسیر قدیمی به سمت شرق منحرف شده و تا حدود شامیات کشیده می‌شود.
- ۳- مسیر سوم از جنوب ویس شروع شده و پس از پیوستن به رودخانه ماربر به هور موجود در شمال رودخانه جراحی می‌پیوندد.
- ۴- مسیر چهارم از جنوب شهر اهواز گذشته و از محلی به نام کوت سید صالح و قزاویه کوچک منحرف شده و طی یک مسیر مارپیچی شکل در شمال دارخوین به تالاب شادگان می‌پیوسته است و در نهایت به خلیج فارس متوجه می‌شده است.

منابع و مأخذ:

- ۱- ابرلندر، تندور، ۱۳۷۹، رودخانه‌های زاگرس از دیدگاه ژئومورفولوژی، احمد عباس نژاد، معصومه رجبی تبریز، اداره چاپ و انتشارات دانشگاه تبریز.
- ۲- ابن بطوطه، محمد بن عبدال...، ۱۳۴۸، سفرنامه ابن بطوطه، صمد موحد، جلد دوم، بنگاه ترجمه و نشر کتاب، تهران.
- ۳- ابن بلخی، ۱۳۶۳، فارسنامه، به اهتمام لسترنج و رینولد نیکلسون، دنیای کتاب، تهران.
- ۴- ابن حوقل، ۱۳۴۵، صوره الارض، ترجمه جعفر شار، انتشارات بنیاد فرهنگ ایران، تهران.
- ۵- ابن خردادبه، ۱۳۷۰، المسالک و الممالک، ترجمه حسین قره چانلو از روی متن تصحیح شده دخویه، بسیان، تهران.
- ۶- اسماعیلی جلودار، محمد اسماعیل، ۱۳۸۲، رودهای خوزستان در گذر تاریخ، فصلنامه مهاب قدس، دوره جدید شماره ۲۲.
- ۷- ابی یعقوب، ابن واضح یعقوبی، ۱۳۴۳، ترجمه ابراهیم آیتی، نشر و ترجمه کتاب، تهران.
- ۸- اصطخری، ابوالاسحاق ابراهیم، ۱۳۴۰، مسالک الممالک، ترجمه ایرج افشار، بنگاه ترجمه و نشر کتاب، تهران.
- ۹- افشین، یادالله، رودخانه‌های ایران، ۱۳۷۳، جلد دوم، وزارت نیرو، تهران.

- ۱۰- امام شوستری، سید محمد علی، ۱۳۵۱، تاریخ جغرافیایی خوزستان، انتشارات امیر کبیر، تهران.
- ۱۱- بهرامی، صاحب، ۱۳۸۷، بررسی روند تغییرات مسیر رودخانه کارون با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای مطالعه موردی: اهواز، رساله کارشناسی ارشد جغرافیا، استاد راهنمای عبدالله سیف، دانشگاه اصفهان، دانشکده ادبیات و علوم انسانی، گروه جغرافیا.
- ۱۲- تلوی، عبدالرسول، ۱۳۷۹، نقش ویژگی‌های مواد و دیواره‌ها در فرسایش کناره‌ای رودخانه کارون، پژوهش و سازندگی، شماره ۴۷.
- ۱۳- وکیلی، محسن، ۱۳۸۰، بررسی مقدماتی زمین‌شناسی و ریخت‌شناسی برای ساماندهی رودخانه کارون، فصلنامه، پژوهش و سازندگی، سال نهم، جلد اول، شماره ۳۰.
- ۱۴- جیهانی، ابوالقاسم، ۱۳۴۶، حدود العالم من المشرق الى المغرب، منوچهر ستوده، انتشارات طهوری، تهران.
- ۱۵- حق آبی، امیر و همکاران، ۱۳۸۳، نظریه ایجاد و تحول پیچان رودها، انتشارات دانشگاه لرستان.
- ۱۶- خسروی، قاسم، ۱۳۸۶، ارزیابی نووتکتونیک و تکتونیک جنبا و تأثیر آن بر شبکه‌های زهکشی دشت خوزستان، کارشناسی ارشد جغرافیا، استاد راهنمای محمد حسین رامشت، دانشکده تحقیقات تکمیلی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد نجف آباد.
- ۱۷- دوبد، بارون، ۱۳۷۱، سفر نامه لرستان و خوزستان، محمد حسن آریا، شرکت انتشارات علمی و فرهنگی، تهران.
- ۱۸- دیولا فرا، مدام ژان پل هنریت، ۱۳۶۱، ایران، کلده، شوش، محمد علی فره و شی، انتشارات دانشگاه تهران.
- ۱۹- رامشت، محمد حسین، ۱۳۸۰، دریاچه‌های دوران چهارم بستر تبلور و گسترش مدنیت در ایران، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، سال شانزدهم، شماره ۶۰.
- ۲۰- رنگزمن، کاظم و پیراسته، سعید و تولایی نژاد، محمود، ۱۳۸۱، مطالعه اثرات مهاجرت رودخانه بر سازه‌های عمرانی در جلگه خوزستان با استفاده از داده‌های ماهواره‌ای، ششمین سمینار بین‌المللی رودخانه، دانشگاه چمران اهواز، ایران.
- ۲۱- سازمان آب و برق خوزستان، ۱۳۴۷، گزارش فنی طغیان رودخانه‌های کارون و کرخه، طرح و بررسی منابع سازمان آب و برق خوزستان.
- ۲۲- سازمان آب و برق خوزستان، ۱۳۵۸، گزارش سیلاب، بهمن ماه ۱۳۵۸، رودخانه‌های خوزستان آمور بررسی منابع آب، اداره هواشناسی و هیدرولوژی، اهواز.
- ۲۳- سیاهپوش، محمد تقی، ۱۳۵۲، پیرامون آب و هوای باستانی فلات ایران، انتشارات ابن سینا.
- ۲۴- شین، شو، جیونگ، ۱۳۷۱، بررسی آزمایشگاهی واکنش پیچیده در هماهنگی رودخانه در پائین دست مخازن، ترجمه سید ابوالفضل مسعودیان، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۴ سال هفتم.
- ۲۵- کسری، احمد، ۱۳۶۳، تاریخ پانصد ساله خوزستان، مطبوعه مهر، تهران.
- ۲۶- مقدسی، ابوالحسن علی بن حسین، ۱۳۶۱، احسن التقاسیم فی المعرفة الاقالیم، علینقی فنروی، جلد دوم، تهران، انتشارات شرکت مؤلفان و جهان.

- یمانی، مجتبی، ۱۳۷۷، علل تغییر مسیر دوره‌ای رودخانه‌ها در روی دلتای شرق جلگه ساحلی مکران، پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۳۵.

- 28- Alavi, M. (2004) "Regional stratigraphy of Zagros fold-thrust belt of Iran it's profore land evolution". American Journal of science, vol.304, pl-20
- 29- migration, and Accumolation. Assoc. peter. Geol
- 30- Ackers, P. and W.R., White.1973. sediment transport New Approach and Analysis. Journal of the Hydraulics division, ASCE, Vol.99:2041- 5060
- 31- Ameen M.S (1992), Effect of Basement on Hydrocoron, Generation,
- 32- Baryesteh, A. (2006). "the rol of basement structural trend on the morphology of karun, karkheh and DES rivers in Khuzestan province south west of Iran" Ahwaz: Khuzestan water and power authority (kwpa)





پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی