

ارزیابی و تحلیل میزان تغییرات بستر رودخانه خیاوچای در مقاطع مختلف با استفاده از مدل اتومای سلوالی

فریبا اسفندیاری درآباد^{*}، بهروز نظافت تکله^۲

۱- استاد دانشگاه محقق اردبیلی، دانشکده علوم اجتماعی، گروه جغرافیای طبیعی، اردبیل، ایران

۰۹۱۲۰۵۰۳۲۸۱ esfandyari@uma.ac.ir

۲- دانشجوی دکتری دانشگاه محقق اردبیلی، دانشکده علوم اجتماعی، گروه جغرافیای طبیعی (گرایش ژئومورفولوژی)،
اردبیل، ایران

تاریخ پذیرش: ۱۴۰۱/۱۰/۲۹

تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۱۰/۲۰

چکیده

تغییرات بستر رودخانه، فرسایش و رسوب‌گذاری فرایندهای طبیعی رودخانه هستند که هر کدام به نوعه خود باعث تخریب زمین‌های اراضی و خسارات بسیار زیادی به تاسیسات انسانی می‌گردد. رودخانه به عنوان سیستمی در حال توسعه، مکان و ویژگی‌های مورفولوژیکی خود را همواره بر حسب بازه زمان، فاکتورهای ژئومورفیک، زمینشناسی، جریانات آبی و بعضاً در اثر مداخلات انسانی تغییر می‌دهد. هدف از این تحقیق، ارزیابی و تحلیل میزان تغییرات بستر رودخانه خیاوچای در مقاطع مختلف با استفاده مدل اتومای سلوالی در استان اردبیل می‌باشد. بدین منظور جهت شبیه‌سازی تغییرات از مدل اتومای سلوالی استفاده شد. مدل CAESAR یک مدل تکامل یافته سلوالی رودخانه است. در این مدل برای مدل‌سازی، داده‌های ورودی مانند توپوگرافی، دبی روزانه سال (۱۳۹۴) و اندازه رسوبات بستر رودخانه تهیه و در مرحله بعد تغییرات مجرأ شبیه‌سازی شد. نتایج حاصله از مدل اتومای سلوالی نیز نشان داد که تغییرات مورفولوژیکی بستر رودخانه در مقاطع عرض شماره ۲۲ در بازه اول برابر ۱ متر بوده است. هم‌چنین تغییرات بستر رودخانه در بازه دوم و سوم مقاطع ۴۴ و ۶۰ به ترتیب برابر ۱ متر و ۲ متر را نشان داد که در این مقاطع حداقل و حداقل‌تر میزان تغییرات قابل مشاهده است. بنابراین نتیجه‌گیری می‌شود بر اساس نتایج حاصله بیشترین میزان تغییرات بستر رودخانه خیاوچای در بازه سوم و نزدیک مناطق مسکونی رخ داده است. در این جهت پیشنهاد می‌شود برای جلوگیری از افزایش تغییرات بستر رودخانه مداخلات انسانی در بازه سوم به حداقل خود برسد.

کلیدواژگان: "ارزیابی، "تغییرات بستر رودخانه، "خیاوچای، "مدل اتومای سلوالی، "

مقدمه

رودخانه به عنوان سیستمی در حال توسعه، مکان و ویژگی‌های مورفولوژیکی خود را همواره بحسب بازه زمان، فاکتورهای ژئومورفیک، زمین‌شناسی، جریانات آبی و بعضاً در اثر مداخلات انسانی تغییر می‌دهد (رضایی‌مقدم و همکاران، ۱۳۹۱). در واقع به طور عادی، تعدیل چشم‌انداز توسط فاکتورهای مدیریتی درونی مانند شب، جهت شب، توپوگرافی و نوع رسوبات و فاکتورهای مدیریتی بیرونی مانند تغییر آب و هوا، تغییر رسوب و تغییرات پوشش‌گیاهی است (Fryirs and Brierley, 2005). به عبارتی این تغییرات و تکامل رودخانه‌ای به صورت فرسایش یا رسوب‌گذاری در بستر، از بین بردن دیواره‌ها، تغییر بستر جریان تغییر و جابجایی پیچان‌رودها و تغییر در فرم رودخانه آشکار می‌گردد (Schumm, 2005). به عبارتی این تغییرات باعث تحمیل تغییرات بسیار زیادی در اطراف رودخانه و ایجاد مشکلات طبیعی و خسارات جانی و مالی انسانی می‌شود (Gregory, 2006). بنابراین در زمینه شبیه‌سازی و تحول سیستم‌های رودخانه ای مدل‌های بسیار زیادی ارائه گردیده است که یکی از آن‌ها مدل‌های اتمامی سلولی می‌باشد. به عبارتی اصول و مبنای مدل‌سازی به صورت اتمامی سلولی اصول در علم ژئومورفولوژی به این صورت است که لندفرم‌ها توسط شبکه‌ای از سلول‌ها و فعل و انفعالات بین آن‌ها با استفاده از قوانین ساده و بر اساس کنترل‌های فیزیکی نمایش داده می‌شوند (Nicholas, 2005). مزایای مدل سلولی سزار شامل سرعت، فضای گسسته، محلی بودن و موازی بودن می‌باشد (فهیمی فر و همکاران، ۱۳۸۵). در نهایت برای اولین بار مدل اتمامی سلولی در دهه ۱۹۴۰ و ۱۹۵۰ برای شبیه‌سازی سیستم‌های پیچیده در فیزیک و زیست‌شناسی به کار رفت و سپس در دهه ۱۹۷۰ در سایر حوزه‌های مطالعاتی دیگر مورد استفاده قرار گرفت (رضازاده و میراحمدی، ۱۳۸۸).

یکی از فاکتورهای مشخص‌کننده انواع رودخانه‌ها نقش فاکتور انسانی در روند تغییرات مورفولوژیکی رودخانه‌ها می‌باشد که علاوه بر شرایط عادی و طبیعی رودخانه، نقش انسان در تغییرات بستر رودخانه و تاثیرگذاری آن در عمل فرسایش به صورت کاملاً مشخص قابل مشاهده است. به عنوان مثال می‌توان به کانال‌سازی، تجاوز به حریم رودخانه، برداشت رسوبات معدنی، تغییر کاربری اراضی اطراف رودخانه اشاره کرد. مورفولوژی سیستم‌های رودخانه‌ای در ارتباط و تحت تأثیر فرآیندهای حاکم بر آن از قبیل ویژگی‌های آب و هوایی، هیدرولوژیکی، هیدرولیکی، وضعیت فرسایش و رسوب‌گذاری و نیز مشخصه‌های زمین‌شناسی و توپوگرافی محیط رودخانه‌ای و حوضه بالادست آن می‌باشد. شناخت و تبیین خصوصیات و آثار متقابل فرم و فرآیندهای حاکم در سیستم‌های

رودخانه‌ای که به شناسایی رفتار رودخانه‌ها در محدوده‌های زمانی و مکانی منجر می‌گردد از اهمیت شایان توجهی در طراحی و توسعه مدل‌های مفهومی مرتبط با محیط‌های رودخانه‌ای برخوردار می‌باشد (حاجی بیگلو و همکاران، ۱۳۹۲). در این رابطه، مورفولوژی یا ریخت‌شناسی رودخانه به مطالعه شکل و ساختمان رودخانه‌ها می‌پردازد. مورفولوژی رودخانه‌ها به واسطه فاكتورهای مختلف طبیعی (شیب مجرای رودخانه، دبی جريان، مواد تشکیل دهنده بستر و کناره‌ها، فراوانی و بزرگی سیلاپ و ...) و انسانی دستخوش تغییر و دگرگونی می‌گردد. ارزیابی این تغییرات حادث شده در ویژگی‌ها و وضعیت یک پدیده، از طریق نظارت و مشاهده آن در زمان‌های گوناگون را آشکارسازی تغییرات می‌نمند (فانگ و لدره، ۱۹۹۸).

رودخانه خیاوچای یکی از مهم‌ترین رودخانه‌های استان اردبیل به حساب می‌آید رودخانه خیاوچای از نقطه اتصال رودخانه‌های بالای روستاهای دیزو و مویل در جنوب مشگین شهر شروع شده و جریانات جاری در روستای مویل یکی از مهم‌ترین شاخه‌های خیاوچای است. این رودخانه از مسیری در حدود پانزده کیلومتری شرق شهر توریستی مشگین شهر عبور می‌کند. بسیاری از شاخه‌ها به رودخانه خیاوچای متصل می‌گردد. هم‌چنین، به‌دلیل مرتفع بودن منطقه، شیب منطقه به سمت رودخانه زیاد و شیب بستر رودخانه شیبدار است. استفاده از هرگونه سیستم طبقه‌بندی رودخانه‌ای تلاشی در جهت ساده کردن روابط پیچیده بین رودخانه و آبریزهای آن‌ها می‌باشد. تغییرات مدام از اصول دقیق و کامل بر هر رودخانه‌ای می‌باشد که همگام جريان یافتن و رسوب در بستر آن، تغییر و جابه‌جایی در سایر مشخصات هندسی رودخانه به‌موقع می‌پیوندد. از طرف دیگر، خود کنترلی و تغییرپذیری مجرای بستر رودخانه‌ها می‌تواند خطراتی را به صورت سیلاپ‌ها، فرسایش کناره‌ای یا بهم ریختگی بستر رودخانه ایجاد کنند به همین علت است که جابه‌جایی کناره و مقاومت رودخانه‌ها از نظر ژئومورفیکی، مهندسی و اکولوژیکی مورد توجه خاص می‌باشند. جابه‌جایی مجرای رودخانه بعث فرسایش زمین‌های مرغوب گردد. به عبارتی به عنوان نمونه یک مخاطره مطرح شده و سازه‌های مجاور را تهدید کند و برای جوامع بشری خطراتی ایجاد نماید (خیری‌زاده آروق، ۱۳۹۷).

مور پیشینه‌ها

در این راستا مطالعات متعددی انجام شده است که می‌توان به پژوهش خالقی و همکاران (۱۳۹۵)، به منظور ارزیابی و شبیه‌سازی میزان تغییرات و فرسایش در رودخانه حوضه آبریز لیقوان‌چای با استفاده از مدل CAESAR پرداختند. ایشان به این نتیجه رسیدند که با مدل CAESAR می‌توان میزان فرسایش و رسوب‌گذاری در حوضه و مجرای

رودخانه را مشخص نمود. مزیدی و همکاران (۱۴۰۰)، تعیین اقلیم استان کرمان با استفاده از روش‌های منحنی آمبروترومیک، ضریب خشکی دومارتن، اقلیم نمای آمبرژه پرداختند. نتایج نشان داد که با توجه به منحنی آمبروترومیک تقریباً تمام طول سال بجز ماه‌های (دسامبر، نوامبر، اکتبر، فوریه، ژانویه) خشک است. مقدار عددی ضریب خشکی دومارتن با درنظر گرفتن دو پارامتر بارندگی و دمای متوسط سالانه، ۷ و ۸ (محدوده کمتر از ۱۰) می‌باشد بنابراین اقلیم منطقه خشک می‌باشد. خالقی و همکاران (۱۴۰۰)، به ارزیابی و شبیه‌سازی تغییرات بستر و معجري رودخانه کلیپرچای با استفاده از مدل اتومای سلولی (CAESAR) پرداختند. این پژوهشگران در بررسی خود به این نتایج دست یافتند که تغییرات در مقاطع ۱ و ۴ و ۶ و ۲ کanal و شکل کanal در کلیه مقاطع مشاهده گردید.

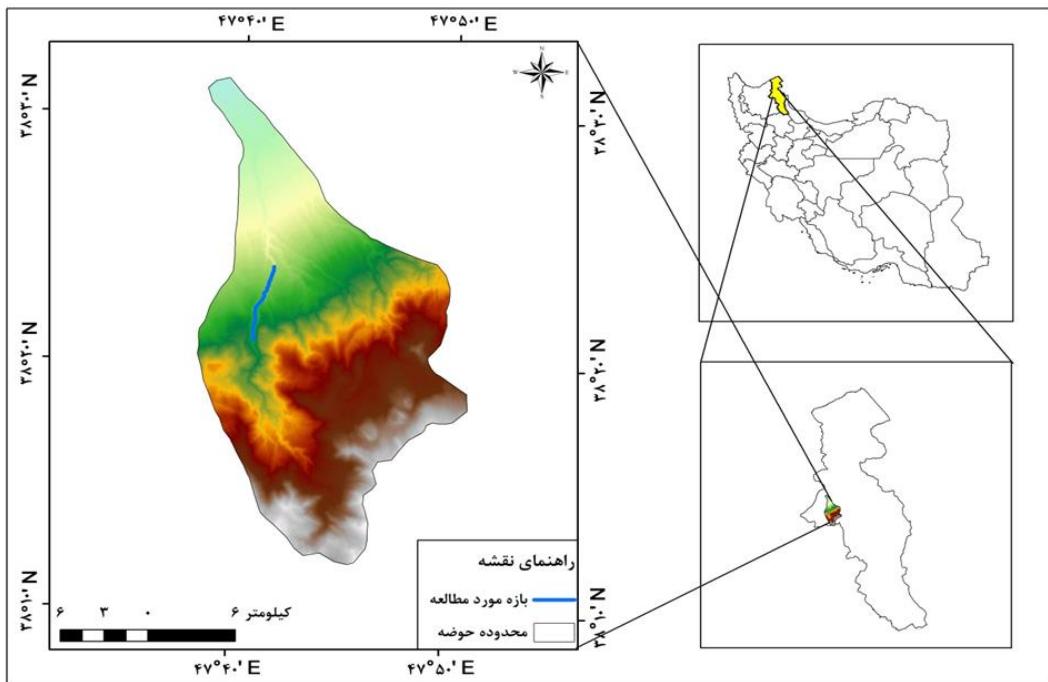
باقرآبادی (۱۴۰۱)، بررسی تغییرات اقلیمی شهر کرمانشاه با استفاده از روش‌های ضریب خشکی دومارتن، منحنی آمبروترومیک و اقلیم نمای آمبرژه در بازه‌ی ۱۳۷۰ تا ۱۳۹۹ پرداخت. ایشان به این نتیجه رسیدند که توسط بارندگی کرمانشاه در بلند مدت و در طول سه دهه تغییرات فروانی داشته و بیشتر متوسط بارندگی‌ها کمتر از میزان استاندارد بوده اما در بعضی سال‌ها بارندگی بیشتر از میزان استاندارد است. اسفندیاری درآباد و همکاران (۱۴۰۱)، به منظور شبیه‌سازی مورفولوژیکی وقوع سیلاب در رودخانه نوران‌چای با استفاده از مدل هیدرولیکی HEC-RAS پرداختند. ایشان به این نتیجه رسیدند که بیشترین خطر سیلاب با دوره بازگشت دویست سال با پهنای سیلابی ۵۰۰ متر خواهد بود. هم‌چنین در راستای کاهش خسارت‌های مالی و جانی ایجاد شده در اثر وقوع سیلاب باید از تجاوز به حریم رودخانه و تغییرات کاربری اراضی جلوگیری کرد. هنکوک و همکاران (۲۰۱۰)، مدل‌های اتومای سلولی CAESAR و SIBERIA را در جنوب کشور استرالیا استفاده کردند. این پژوهشگران به این نتایج دست یافتند که این مدل‌ها را در زمینه فرسایش، رسوب‌گذاری، تغییرات بستر رودخانه با یکدیگر مقایسه کردند. ویجسکارا و همکاران (۲۰۱۰)، به ارزیابی تغییرات کاربری اراضی با استفاده از مدل CAESAR و اثرات تغییرات کاربری اراضی مورد مطالعه قرار دادند. هنکوک و همکاران (۲۰۱۱)، به منظور مدل‌سازی فرسایش و حرکت مجرأ با استفاده از مدل اتومای سلولی CAESAR پرداختند. ایشان به این نتایج دست یافتند که حساسیت حوضه به الگوهای بارش زیاد بوده که نشان از تغییرات آب و هوای دارد. زیلیانی و همکاران (۲۰۱۳)، به منظور کاهش میزان پیچیدگی مدل‌سازی در رودخانه‌های گیسویی، به ارزیابی مدل اتومای سلولی CAESAR از طریق آنالیز حساسیت و اعتبارسنجی پرداختند. این محققین به این نتایج رسیدند که این مدل توانایی تولید تغییرات مورفولوژیکی بازه و بار رسوبی سالانه دارا می‌باشد. هنکوک و همکاران (۲۰۱۷)، به بررسی ارزیابی و حساسیت بارندگی در شمال استرالیا در بر

روي خروجي رسوب در يك دوره صد ساله در حوضه معدن کاوي شده با استفاده از مدل CAESAR Lisflood پرداختند. ايشان به اين نتيجه رسيدند که هر تغيير در بارش روی حمل رسوب و شكل فرسايش و تکامل چشم انداز موثر است. رازى و همكاران (۲۰۱۸)، بهمنظور بررسی سيلاب‌های رودخانه بر اساس مدل هيdroژئومورفولوژيکي HEC-RAS در رودخانه سمبرونگ پرداختند. از مطالعات ايشان اين نتایج حاصل گردید که نزديك ۳۳ ايستگاه در اطراف رودخانه با خطر وقوع سيلاب و خسارات ناشی از آن رویه رو می‌باشد. هدف از اين پژوهش، ارزیابی و تحلیل میزان تغييرات بستر رودخانه خياوچای در مقاطع مختلف با استفاده مدل اتوماي سلولي در استان اردبيل می‌باشد.

روش‌شناسي

منطقه مورد مطالعه

حوضه آبخيز خياوچای به وسعت تقریبی ۱۳۰۰ هكتار، در حاشیه غربی کوه سبلان، در جنوب شهرستان مشکین شهر قرار گرفته است، از نظر تقسيمات سياسی بخشی از استان اردبيل و از لحاظ تقسيمات جاماب از زير حوضه‌های آبخيز بزرگ خزر محسوب می‌شود؛ که با هشت زير حوضه در محدوده جغرافيايي ۴۷ درجه و ۳۸ دقيقه تا ۴۷ درجه و ۴۸ دقيقه طول شرقی و ۳۸ درجه و ۱۱ دقيقه تا ۳۸ درجه ۲۳ دقيقه عرض شمالی، با بيشينه ارتفاع ۴۵۶۰ متر از سطح دريا در محل قله کسری در ارتفاعات جنوبی حوضه و کمينه ارتفاع ۱۳۷۵ متر در محل خروجي حوضه در محل ايستگاه هيdroمتري پل سلطان واقع شده است شکل (۱).



شکل ۱. موقعیت جغرافیایی رودخانه خیاوچای در استان اردبیل (منبع: نگارندگان، ۱۴۰۱)

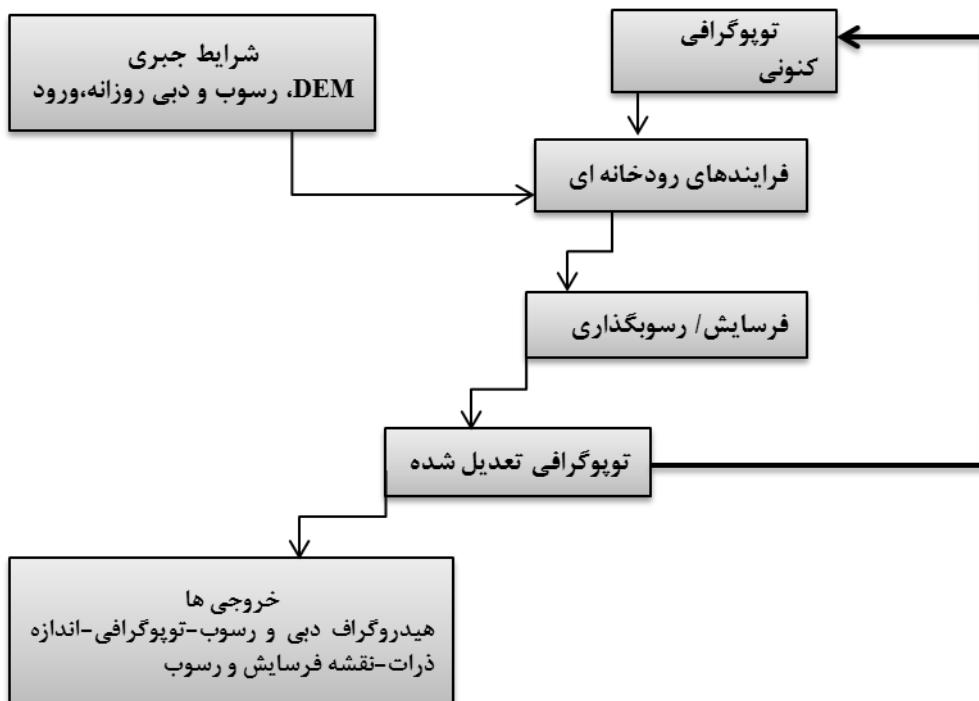
مواد و روش

نقشه‌های زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰، نقشه‌های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰، ۱:۲۵۰۰۰ داده‌های ایستگاه‌های سینوپتیک، باران‌سنجی، دبی‌سنجی از اساسی‌ترین داده‌های پژوهش حاضر محاسبه می‌شود که از سازمان آب منطقه‌ای استان اردبیل تهیه گردید.

شبیه‌سازی تغییرات بستر رودخانه خیاوچای با استفاده از مدل اتوماتی سلولی

به منظور بررسی قابلیت اتوماتی سلولی در شبیه‌سازی تغییرات مورفولوژیکی سیستم رودخانه‌ای در بازه رودخانه خیاوچای، مدل سزار انتخاب شد. از میان مدل‌های سلولی تکامل چشم‌انداز، مدل سزار یک مدل دوبعدی حمل آب و رسوب است که یکی از جدیدترین مدل‌های سلولی رودخانه‌ای است. در این مدل، دبی روزانه به عنوان ورودی برای مدل هیدرولوژیکی بر پایه (TOPMODEL) به کار می‌رود. اندازه ذرات مورداستفاده در مدل ۱ تا ۲۵۷ میلی‌متر است. بعد از ورود داده‌ها شامل: دبی روزانه و اندازه رسوبات، مدل ارتفاعی سلول‌ها به‌طور همزمان به روز می‌شود؛ بنابراین با وجود پیچیدگی در عمل، مدل سزار در حالت بازه تنها نیازمند داده‌های ورودی ساده توپوگرافی (DEM)، دبی روزانه و اندازه رسوبات است.

در مورد منطقه مورد مطالعه، بر اساس تئوري حاكم بر اتمای سلولی با استفاده از داده‌های ايستگاه باران‌سنجي خياوچاي، مدل ارتفاعی رقومی (با اندازه سلولی ۴ متر) تهيه شده از روی نقشه‌های توپوگرافی ۱:۲۵۰۰۰ و برداشت‌های ميداني از طريقي دوربين نقشه‌برداري، برداشت‌های زميني از طريقي دستگاه GPS و همچنین مشخص کردن نقاط بر روی نرمافزار گوگل ارت، داده‌های مربوط به توزيع اندازه ذرات رسوبی در بازه، فرایند شبيه‌سازی انجام گرفت؛ بنابراین برای شبيه‌سازی تغييرات بازه رودخانه، همان‌طور که در شكل مشاهده می‌شود، جهت تعريف توپوگرافی و شرایط اوليه بازه، داده‌های ديي روزانه، DEM و اندازه رسوبات در بازه موردمطالعه موردنمايز است نمودار (۱).



نمودار ۱. طرح کلي اجرای مدل سزار (گروه تحقیق هیدرولوژی و دینامیک حوضه رودخانه در انگلستان، ۲۰۰۶)

تصحیح مدل رقومی ارتفاع (DEM)

ابتدا مدل رقومی ارتفاع ۴ متری مربوط به بازه موردمطالعه با توجه به محدوده حوضه خياوچاي تهيه شد و سپس بر اساس تطبیق و آنالیز داده‌های برداشت‌شده در نرمافزار ArcGis، مدل رقومی ارتفاع اصلاح و نهايی

شد. از آنجایی که در مدل ساز نقطه خروجی از DEM باید در لبه سمت راست نقشه باشد، مدل رقومی ارتفاع با زاویه ۹۰ درجه به این جهت چرخش یافت. همچنین مدل ساز داده‌ها را در فرمت رس‌تر و اسکی^۱ می‌پذیرد.

توزیع اندازه ذرات رسوبی روی خیابان

توزیع اندازه ذرات رسوبی دربرگیرنده ذراتی به اندازه ۱ تا ۲۵۷ میلی‌متر است که شامل بار بسته و بار معلق است. مدل با استفاده از متغیر زمانی که توسط مقدار حفر و رسوب‌گذاری کنترل می‌شود، عمل می‌کند. جدول اندازه ذرات نمونه‌برداری شده از منطقه را نشان می‌دهد که از طریق برداشت‌های میدانی صورت گرفته است و بر حسب واحد متر بوده و ریزترین ذره، ذرات رس به قطر (۴۰۸/۰۰۰۰۰) به عنوان رسوبات معلق در نظر گرفته شده‌اند.

جدول (۱).

جدول ۱. نسبت اندازه ذرات به کار رفته از رسوبات روی خیابان در مدل ساز

ردیف	۹	۸	۷	۶	۵	۴	۳	۲	۱	رسوب (میلی‌متر)
	۵۱/۹۱	۲۰/۲۶	۸/۸۴	۶/۹۶	۶/۲۸	۵/۳۰	۲/۴۱	۲/۱۱	۱/۵۸	دبی (متر بر ثانیه)
	۰/۹۶	۰/۶۷	۰/۵۰	۰/۷۴	۰/۷۱	۰/۴۹	۰/۷۰	۰/۷۶	۰/۵۱	

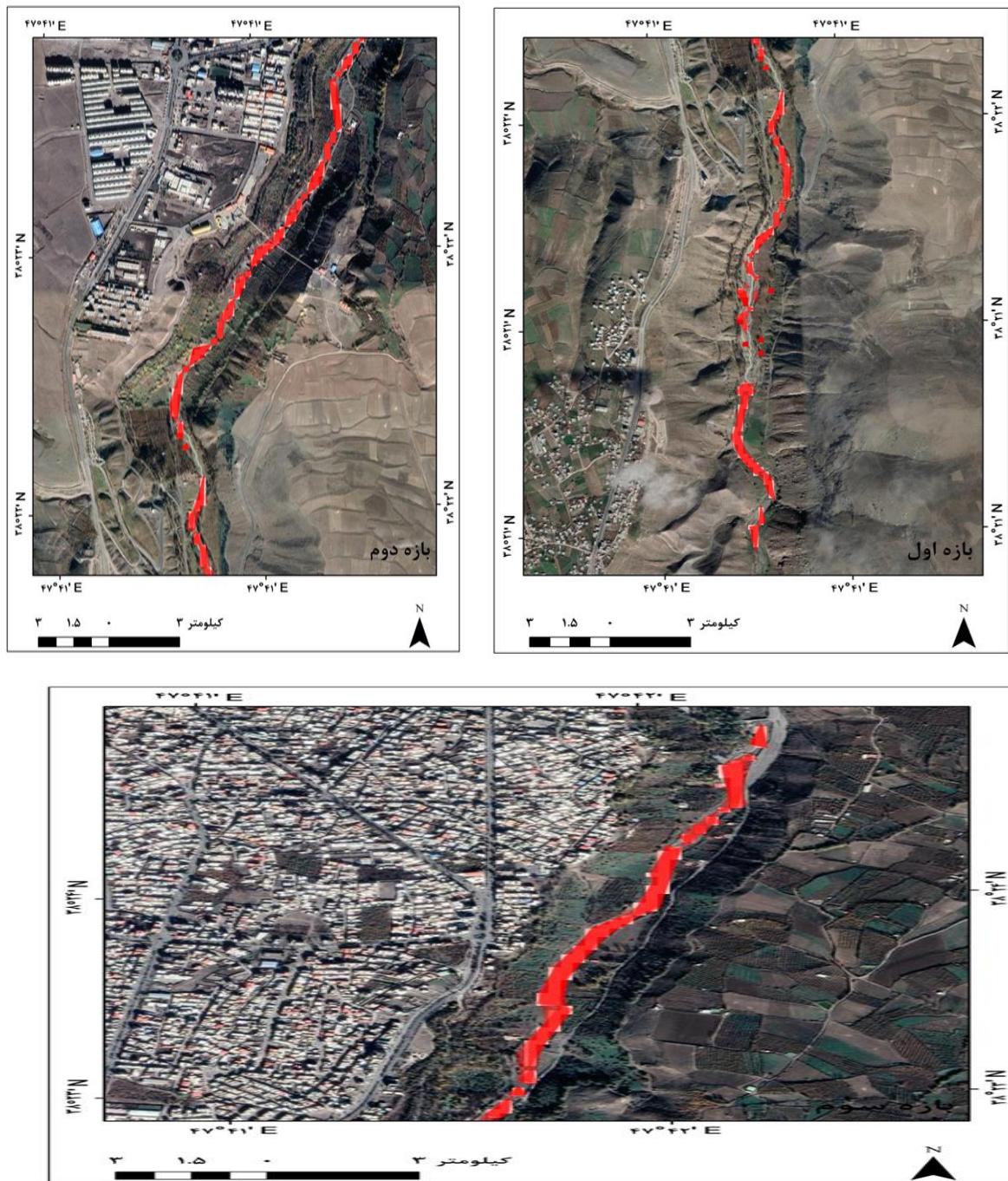
(منبع: نگارندهان، ۱۴۰۱)

نتایج و یافته‌ها

بر اساس نتایج حاصله مقاطع مورد مطالعه مورد بررسی قرار گرفت.

بازه‌های ایجاد شده روی خیابان

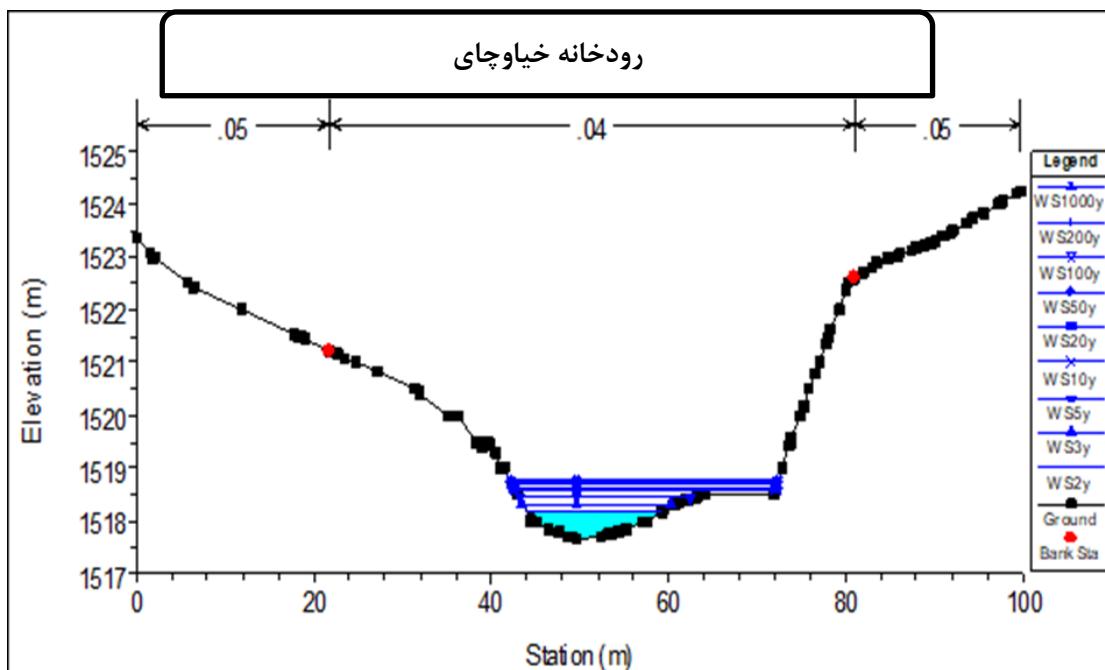
در این تحقیق روی خیابان برای بررسی دقیق‌تر به ۳ بازه تقسیم‌بندی شد.



شکل ۲. میزان سیلگیری رودخانه خیاوچای در بازه‌های ۱، ۲، ۳ (منبع: نگارندگان، ۱۴۰۱)

مقطع عرضی شماره ۲۲ بازه اول

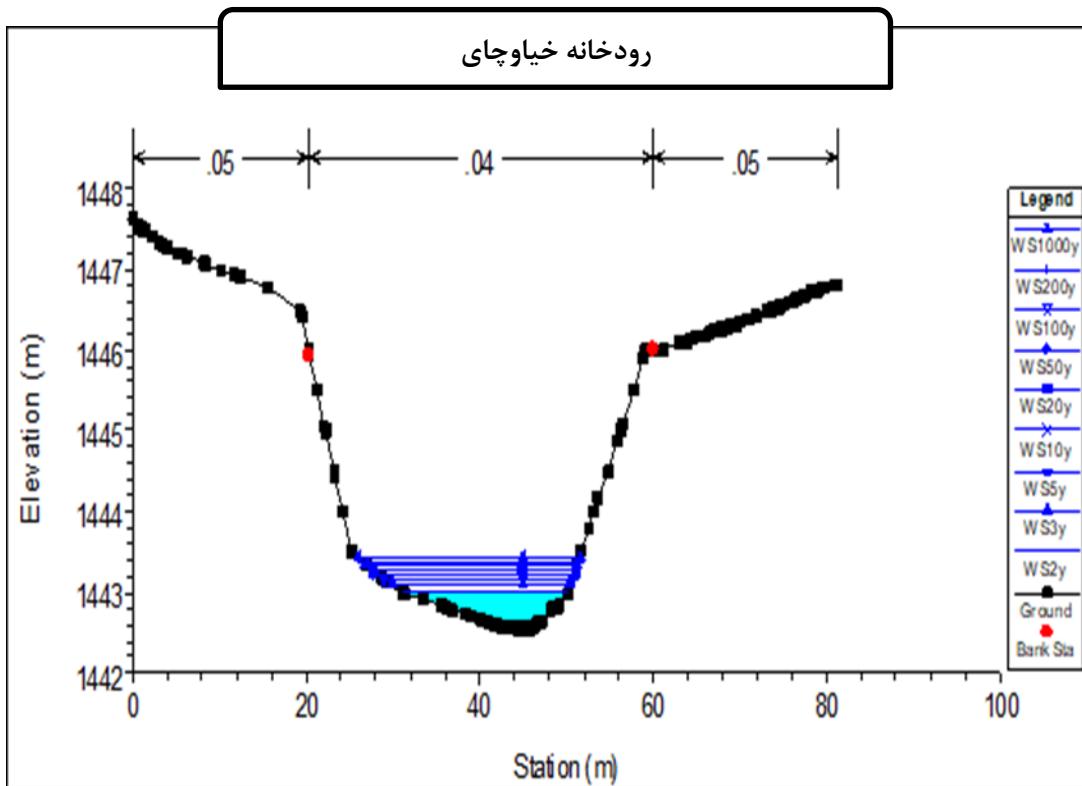
نمودار (۲)، نتایج مقطع عرضی شماره ۲۲ رودخانه خیاوچای را در بالادست بازه اول نشان می‌دهد. براساس نمودار فوق، بالاترین مقدار میانگین عرض پهنه سیلابی با توجه به پروفیل عرضی مربوط به دوره بازگشت ۲۰۰ سال و ۱۰۰۰ سال می‌باشد. بر اساس تلفیق نتایج مدل اتوماتیک سلولی (CAESAR) در این مقطع میزان تغییرات در ارتفاع ۱۵۲۰ متر تا ۱۵۱۸ متر قابل مشاهده است که بیشترین میزان فرسایش در این قسمت رخ داده است.



نمودار ۲. مقطع عرضی (شماره ۲۲) به همراه عمق سیلگیری در بالا دست بازه اول رودخانه خیاوچای برای دوره بازگشتهای مختلف (منبع: نگارندگان، ۱۴۰۱)

مقطع عرضی شماره ۴ بازه دوم

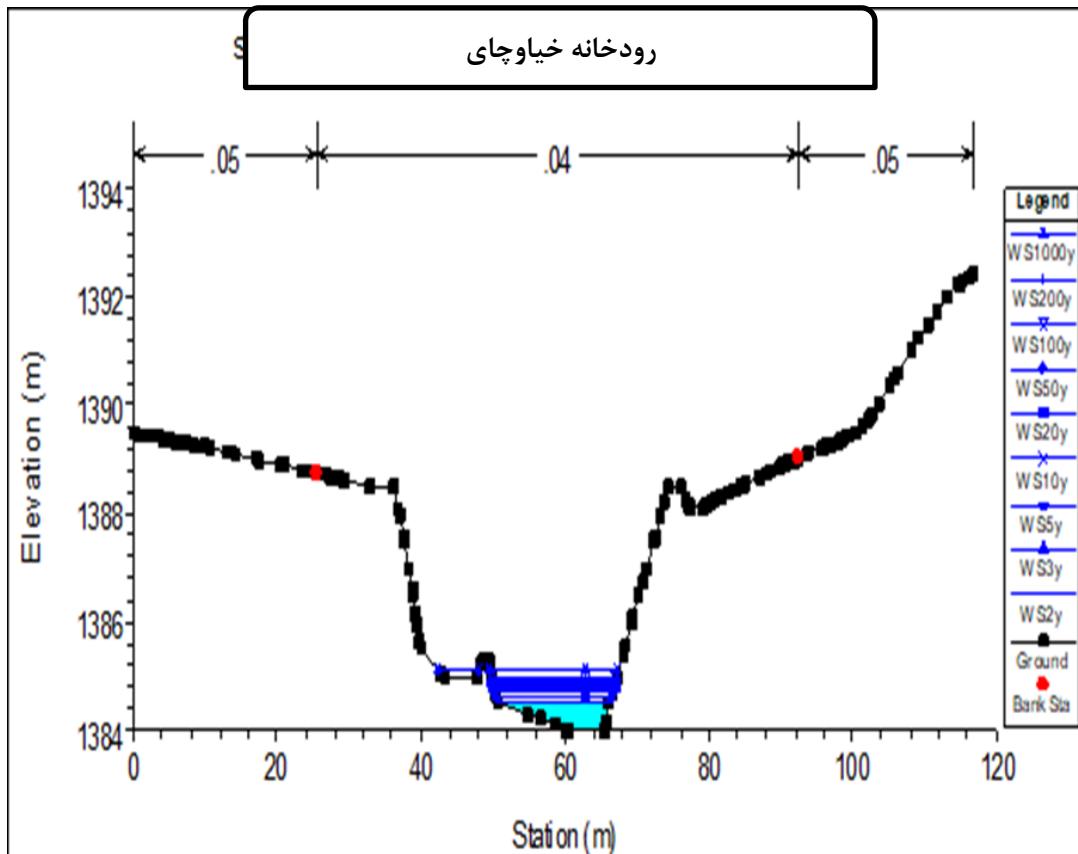
نمودار (۳)، نتایج مقطع عرضی شماره ۴ رودخانه خیاوچای را در بالادست بازه دوم نشان می‌دهد. براساس نمودار فوق، بالاترین مقدار میانگین عرض پهنه سیلابی با توجه به پروفیل عرضی مربوط به دوره بازگشت ۱۰۰۰ سال می‌باشد. بر اساس تلفیق نتایج مدل اتوماتیک سلولی (CAESAR) در این مقطع میزان تغییرات در ارتفاع ۱۴۴۲/۵ متر تا ۱۴۴۳/۵ متر قابل مشاهده است که بیشترین میزان فرسایش در این قسمت رخ داده است.



نمودار ۳. مقطع عرضی (شماره ۴۴) به همراه عمق سیل‌گیری در بالا دست بازه دوم رودخانه خیاوچای برای دوره بازگشت‌های مختلف (منبع: نگارندگان، ۱۴۰۱)

مقطع عرضی شماره ۶۰ بازه سوم

نمودار (۴)، نتایج مقطع عرضی شماره ۶۰ رودخانه خیاوچای را در بالادست بازه سوم نشان می‌دهد. براساس نمودار فوق، بالاترین مقدار میانگین عرض پهنه سیلابی با توجه به پروفیل عرضی مربوط به دوره بازگشت ۱۰۰۰ سال می‌باشد. بر اساس تلفیق نتایج مدل اتومای سلوالی (CAESAR) در این مقطع میزان تغییرات در ارتفاع ۱۳۸۴ متر تا ۱۳۸۶ متر قابل مشاهده است که بیشترین میزان فرسایش در این قسمت رخ داده است. بر این اساس بشرطین میزان رسوب گذاری نیز در این بازه نسبت به سایر بازه‌ها بیشتر قابل مشاهده است.



نمودار ۴. مقطع عرضی (شماره ۶۰) به همراه عمق سیل‌گیری در بالا دست بازه سوم رودخانه خیاوچای برای

دوره بازگشت‌های مختلف (منبع: نگارنده‌گان، ۱۴۰۱)

نتیجه‌گیری و بحث

بنابراین براساس نتایج حاصله نتیجه‌گیری می‌گردد با توجه به شبیه‌سازی تغییرات بستر و سیلاند روخدانه خیاوچای با استفاده از مدل اتومای سلوالی (CAESAR)، این نتایج حاصل گردید که نشان‌دهنده تغییرپذیری مکانی بسیار بالای خطر سیلاند و تغییرات بستر روخدانه خیاوچای می‌باشد. این تغییرپذیری از شرایط ژئومورفولوژیکی متغیر در امتداد روخدانه نشات می‌گیرد. نتایج حاصله از مدل CAESAR نشان می‌دهد که شبیه‌سازی تغییرات روخدانه قبل و بعداز شبیه‌سازی در مقطع شماره ۲۲ در بازه اول به مقدار ۱۵۱۸ الی ۱۵۲۰ متغیر بوده است که این امر تغییرات بستر روخدانه در حدود ۲ متر را نشان می‌دهد. در شبیه‌سازی مقطع عرضی شماره ۴۴ بازه دوم میزان تغییرات بستر روخدانه در حدود ۱۴۴۲/۵ الی ۱۴۴۳/۵ متر بوده است که میزان تغییرات ۱ متر را نشان می‌دهد. مقطع عرضی شماره ۶۰ نیز حدود ۲ متر را نشان می‌دهد که این مقطع در بازه سوم بیشترین تغییرات بستر روخدانه

را به خود اختصاص داد. مطالعات فوق مانند تحقیق حاضر به نتایج مشابهی دست یافتند هنکوک و همکاران (۲۰۱۷)، به بررسی ارزیابی و حساسیت بارندگی در شمال استرالیا در بر روی خروجی رسوب در یک دوره صد ساله در حوضه معدن کاوی شده با استفاده از مدل CAESAR Lisflood پرداختند. ایشان به این نتیجه رسیدند که هر تغییر در بارش روی حمل رسوب و شکل فرسایش و تکامل چشم انداز موثر است. خالقی و همکاران (۱۴۰۰)، به ارزیابی و شبیه‌سازی تغییرات بستر و مجرای رودخانه کلیبرچای با استفاده از مدل اتوماتی سلولی (CAESAR) پرداختند. این پژوهشگران در بررسی خود به این نتایج دست یافتند که تغییرات در مقاطع ۱ و ۴ و ۶ و ۲ کanal و شکل کanal در کلیه مقاطع مشاهده گردید. بنابراین پیشنهاد می‌شود برای جلوگیری از تغییرات بیشتر بستر رودخانه خیاوهای باید از مداخلات انسانی در بازه سوم تا حداقل ممکن جلوگیری شود.

منابع

اسفندیاری درآباد، ف.، نظافت تکله، ب.، پاسبان، ا. ح. (۱۴۰۱). شبیه‌سازی مورفولوژیکی و قوع سیلان در رودخانه نوران‌چای با استفاده از مدل هیدرولیکی HEC-RAS. پژوهش‌های فرسایش محیطی، ۱۲ (۳)، ۱۹۰-۲۱۰.

باقرآبادی، ر. (۱۴۰۱). بررسی تغییرات اقلیمی شهر کرمانشاه با استفاده از روش‌های ضربی خشکی دومارتن، منحنی آمپروترمیک و اقلیم نمای آمپرژه در بازه‌ی ۱۳۷۰ تا ۱۳۹۹. جغرافیا و روابط انسانی، ۴ (۴)، ۱۷۳-۱۸۵.

خالقی س، حسین زاده م. م.، فتح الله اتی کندی، پ. (۱۴۰۰). شبیه‌سازی تغییرات رودخانه کلیبرچای با استفاده از مدل سزار (CAESAR). تحلیل فضایی مخاطرات محیطی؛ ۸ (۲): ۱۷۸-۱۶۵.

خالقی، س؛ روستایی، ش.، خورشید دوست، ع. م.، رضایی مقدم، م. ح.، قربانی، م. ع. (۱۳۹۵). قابلیت اتوماتی سلولی در شبیه‌سازی میزان تحول و فرسایش در سیستم رودخانه‌ای (مطالعه موردی: حوضه آبریز لیقوان). نشریه جغرافیا و برنامه‌ریزی، شماره ۵۸: ۱۳۸-۱۱۹.

خیریزاده اروق، م؛ رضایی مقدم، م.ح.، دانش فراز، ر.، رجبی، م. (۱۳۹۷). تحلیل مورفولوژیکی مجرای رودخانه زرینه رود با استفاده از مدل رزگن. پژوهش‌های جغرافیای طبیعی، دوره ۵۰، شماره ۱، صص ۱۰۱-۱۲۲.

حاجی بیگلو، م.، دستورانی، م.، قزل سوپلوا، ع.، اختصاصی، م.، ۱۳۹۲. تغییرات مورفولوژیکی رودخانه و ارتباط آن با فرآیندهای حاکم (مطالعه موردی: رودخانه فیروزه - شاهجوب). نشریه مرتع و آبخیزداری، مجله منابع طبیعی ایران، دوره ۶۶، شماره ۱.

مزیدی، ا، عنایت‌پور، م، حسینی، س. س. (۱۴۰۰). تعیین اقلیم استان کرمان با استفاده از روش‌های منحنی آمبروترمیک، ضریب خشکی دومارتن، اقلیم نمای آمبرژه. جغرافیا و روابط انسانی، ۴(۲)، ۴۳-۳۵.

[10.22034/gahr.2021.287987.1565](https://doi.org/10.22034/gahr.2021.287987.1565)

رضازاده، ر.، میراحمدی. م. (۱۳۸۸). مدل اتوМАSیون سلولی، روشی نوین در شبیه سازی رشد شهری. نشریه علمی پژوهشی، فناوری آموزش، سال ۴ (۱)، ۴۸.

رضایی مقدم، م.ح.، ثروتی، م.ر.، اصغری سراسکانزرود. ص. (۱۳۹۱). تحلیل وضعیت پایداری مجرای رودخانه قزل‌اوزن با استفاده از روش‌های تنش برشی، شاخص مقاومت نسبی بستر و مطالعات صحراوی. پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، ۱ (۱)، ۴۶-۳۳.

فهیمی فر، ا.، بحری، م.ع.، بخشایش اقبالی، ن. (۱۳۸۵). تحلیل فرآیند حرکت و لغزش زمین لغزه ها بر پایه مدل اتومات سلولی، بیست و پنجمین گردهمایی علوم زمین شناسی سازمان زمین شناسی کشور.

Brierley, G. J., Fryirs, K. 2005 . Geomorphology and River Management, Applications of the River Styles Framework. Wiley Blackwell Publishing, Hoboken, New Jersey, US .

Hancock, G.R ; T.J. Coulthard and G.R. Willgoose . 2011. Modelling erosion and channel movement - response to rainfall variability in South East Australia, 19th international congress on modelling and simulation, 12 –16 December, Perth, Australia, 1874 -1880 .

Hancock, G.R ; D. Verdon -Kidd and J.B.C. Lowry. 2017. Sediment output from a post -mining catchment – Centennial impacts using stochastically generated rainfall. Journal of Hydrology , 544 : 180 –194.

Fung, T., Ledrew, E., (1998), The Determination Of Optimal Threshold Levels For Change Detection Using Various Accuracy Indices, Photogrammetric Engineering and Remote Sensing 54(10)1449-1454.

Gregory, k.j (2006), the Human role in changing River Channels Geomorphology 84, pp277 -296 . Murray, A.B. and C. A. Paola . 1994. Cellular model of braided rivers. Nature . 371 : 54 –57 .

Nicholas, A.P. 2005. Cellular modelling in fluvial geomorphology . Earth Surface Processes and Landforms, 30: 645 -649.

Schumm, S. A., 2005, River Variability and Complexity, First Published, Cambridge University Press, Published in the United States of America.

Ziliani, L.; N. Surian, T.J. Coulthard and S. Tarantola . 2013. Reduced -complexity modeling of braided rivers: Assessing model performance by sensitivity analysis, calibration, and validation. Journal of Geophysical Research: Earth Surface, 118 : 1 -20 .