

توسعه مدل شبیه‌سازی تغییرات بستر رودخانه‌های شنی تحت جریان ناپایدار با رسوب ورودی از بالادست

مهدی باقری‌نژاد^۱، محمدرضا مجذزاده طباطبایی^{۲*}، سید سعید موسوی ندوشنی^۳

۱- دانشجوی کارشناسی ارشدمهندسی عمران- رودخانه، دانشگاه صنعت آب برق (شهید عباسپور)

۲ و ۳- استادیار دانشگاه صنعت آب و برق (شهید عباسپور)

* تهران، کد پستی ۱۶۷۶۵ - ۱۷۱۹

mrmtabatabai@yahoo.com

چکیده- به دست آوردن جواب‌های تحلیلی معادلات تغییر تراز بستر، کاری بسیار دشوار و اغلب ناممکن است. با فرض جریان شبیه پایدار و با ساده‌سازی‌هایی، حل تحلیلی این معادلات ممکن خواهد بود. در این تحقیق حل معادلات حاکم، متغیرهای مجهول شامل پارامترهای هیدرولیکی جریان، توزیع دانه‌بنده، شب، تراز سطح و بار بستر رودخانه در هر زمان (از لحظه شروع سیلاب) به دست می‌آید. پس از صحبت‌سنگی و تحلیل حساسیت مدل با داده‌های آزمایشگاهی، تأثیر شکل هیدروگراف (متقارن و نامتقارن) بر تغییرات بستر رودخانه مطالعه شده است. هدف اصلی این مقاله، توسعه مدلی تحلیلی برای مطالعه تغییرات بستر رودخانه در هنگام وقوع سیلاب و با درنظر گرفتن رسوب ورودی از بالادست است. در این مدل، غیریکنواختی نیز با استفاده ازتابع پنهان‌شدنی در نظر گرفته شده است. نتایج نشان می‌دهد که تابع پنهان‌شدنی ذرات به طور مناسبی، غیریکنواختی ذرات را مدل‌سازی کرده است. نتایج مدل برای مقادیر عدد فرود جریان کوچکتر از $10/0$ به نتایج آزمایشگاهی بسیار نزدیک است.

کلیدواژگان: مسلح شدن، تابع پنهان‌شدنی، مدل تحلیلی، تراز کاهی، هیدروگراف.

روی بستر باقی می‌مانند. با ادامه این پدیده، لایه‌ای بر روی بستر ایجاد می‌شود که از ادامه فرایند فرسایش جلوگیری می‌کند. این لایه درشت‌دانه به وجود آمده بر روی بستر را لایه مسلح^۱ می‌نامند (Parker, 2006). امروزه مدل‌های عددی کاربردهای گسترهای در بررسی فرایند مسلح شدن بستر دارند، اما کاربرد این مدل‌ها به دلیل پیچیدگی محاسباتی و درنظرگرفتن پارامترهای هیدرولیکی و رسوبی متعدد، تا اندازه‌ای سخت و زمان‌بر

یکی از مسائلی که همواره در مهندسی رودخانه مورد توجه محققان بوده، بررسی روند انتقال رسوب در رودخانه و دانه بنده مواد بستر است. با توجه به این که اندازه ذرات بستر در رودخانه‌ها غیریکنواخت است و تغییرات جریان نیز موجب ایجاد مقادیر متفاوت تنش برشی در ذرات می‌شود، فرایند فرسایش ذرات، در فرایند تراز کاهی، به صورت گزینشی انجام می‌شود، به طوری که مصالح ریزدانه‌تر شسته شده و مصالح درشت‌دانه‌تر

1. Armour Layer

آزمایشگاهی نشان دادند که مدل سهموی تطابق مناسبی با داده‌های آزمایشگاهی دارد. (Gill 1987) تغییرات تراز بستر را به صورت تحلیلی حل کرد. وی حل تحلیلی خود را با داده‌های آزمایشگاهی (Soni et al 1980) تدقیق کرد. در این پژوهش، ابتدا معادلات حاکم بر پدیده مسلح شدن تشریح شده و سپس با حل این معادلات، مدلی تحلیلی برای بررسی مسلح شدن بستر و تغییرات ایجاد شده در بستر در حین وقوع سیلاب توسعه داده شده است. با حل همزمان معادلات حاکم، متغیرهای مورد نظر در زمان و مکان‌های مختلف به دست می‌آید.

۲- معادلات حاکم بر پدیده مسلح شدن بستر

معادلات حاکم بر پدیده مسلح شدن عبارت است از معادله پیوستگی جریان، پیوستگی رسوب، مقاومت جریان و انتقال رسوب. با حل همزمان این معادلات، متغیرهای مورد نظر در زمانها و مکان‌های مختلف به دست می‌آید. با توجه به اینکه این مدل توانایی حل جریان ناپایدار را دارد، نخست، با فرض شبهدائمی بودن جریان، هیدروگراف سیلاب به شکل پلکانی تبدیل شده و سپس پارامترهای هیدرولیکی جریان شامل سرعت، عمق جریان و تنش برشی برای دبی‌های مختلف به دست می‌آید؛ سپس تغییرات تراز بستر، دانه‌بندی، شب و بار بستر در هر گام زمانی و مکانی به دست می‌آیند. فرضهای این مدل طوری در نظر گرفته شده تا قابلیت حل تحلیلی داشته باشند. در این مدل، منحنی دانه‌بندی بستر به تعدادی کلاس ذرات تقسیم شده و غیریکنواختی ذرات با استفاده ازتابع پنهان‌شدگی ذرات در مدل در نظر گرفته شده است.

۱-۲- معادله پیوستگی جریان

برای مدل‌سازی هیدروگراف سیل در رودخانه‌ها، هیدروگراف به شکل پلکانی در نظر گرفته می‌شود. بنابراین برای هر گام زمانی معادله پیوستگی را می‌توان به شکل زیر نوشت:

است. این مدل‌ها نقاط ضعف دیگری نیز دارند، مانند وجود خطاهای منفصل‌سازی و عددی در آنها. بدست آوردن جواب‌های تحلیلی برای معادلات سنت-ونانت-اگرنر که به طور معمول غیرخطی هستند، بسیار دشوار است. اما با فرض جریان شبه پایدار، حل آنها با ساده‌سازی‌هایی امکان‌پذیر می‌شود. (Graf 1998) با استفاده از نظریه پایداری جریان، نتیجه‌گیری کرده است که در بازه‌های زمانی کوتاه، جریان را می‌توان پایدار فرض کرد.

(Sieben 1998) مدلی تحلیلی را برای مسلح شدن بستر ارائه داد. این مدل برای جریان دائمی و بدون رسوب ورودی از بالادست معتبر است. نکته قابل توجه در مدل تحلیلی Sieben (1998) آن است که وی در مدل خود فرض کرده که در هنگام تغییرات تراز بستر رودخانه، تراز سطح آب ثابت باقی می‌ماند و با توجه به اینکه دبی آب ثابت است، این فرض منطقی به نظر نمی‌رسد. (Tinny 1955) معادله دیفرانسیل یک‌بعدی برای شبیه‌سازی ترازکاهی بستر با رسوبهای یکنواخت را به صورت تحلیلی حل نموده و مدل خود را با نتایج Newton (1951) مقایسه کرد.

Al-Khalif (1965) مدلی تحلیلی ارائه کرده که ترازافزایی بستر را با استفاده از معادله بار بستر (Einstein 1950) محاسبه می‌کند. (Adachi and Nakato 1969) با فرض شبه‌پایدار بودن جریان، مدلی سهموی را برای تعیین تغییرات تراز بستر ارائه و مدل خود را با استفاده از داده‌های صحراوی نیز تدقیق کردند. (Soni et al. 1981) با استفاده از فرضهایی ساده‌کننده، یک حل تحلیلی را برای بار بستر در فرایند ترازافزایی بستر رودخانه‌ها ارائه کرد.

Rubberink and Sande (1985) با فرض شبه‌پایدار بودن جریان، مدلی یک‌بعدی را برای ترازافزایی بستر رودخانه‌ها ارائه کردند. آنان با حل تحلیلی مدل موج ساده، سهموی و هذلولوی و مقایسه مدل با داده‌های

برای اندازه‌های مختلف ذرات (n گروه) نیز نوشته (Parker, 2006)

$$(1-\lambda_0)[p_i \frac{\partial(z-L_a)}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial t}(f_i L_a)] = -\frac{\partial q_{bi}}{\partial x} \quad (4)$$

که در آن p_i کسر مربوط به گروه i-ام با میانگین قطر D_i از رسوبهای موجود در مواد اولیه بستر، f_i کسر مربوط به گروه i-ام با میانگین قطر D_i از رسوبات در لایه فعال بستر، q_{bi} بار بستر در واحد عرض برای گروه i-ام با میانگین قطر D_i و L_a ضخامت لایه فعال است. به کار بردن معادله پیوستگی رسوب برای گروه‌های مختلف ذرات این مزیت را دارد که دانه‌بندی ذرات بستر را نیز به محاسبات وارد می‌کند و با استفاده از آن می‌توان دانه‌بندی بستر را در هر زمان از شروع محاسبات به دست آورد.

۳-۲- معادلات باربستر

در این تحقیق از میان رابطه‌های تجربی انتقال رسوب بستر، از معادلات Meyer-Peter and Müller (1948) استفاده شده Duboys (1879) و Schoklitsch (1943) استفاده شده است. با توجه به اینکه این معادلات برای موادی با دانه‌بندی یکنواخت معتبر است، از مفهوم تابع پنهان‌شدگی برای بیان اثر غیریکنواختی ذرات استفاده شده است. سه رابطه‌های متعدد بار بستر، در نظر گرفته شده است. اول این که دارای آستانه حرکت باشد. دوم این که روش به دست آوردن سه معادله متفاوت باشد. برای مثال، معادله Meyer-Peter and Müller (1948) مبتنی بر شب اتریزی جریان، معادله Duboys (1879) مبتنی بر تش برشی بحرانی و معادله Schoklitsch (1943) مبتنی بر دبی بحرانی جریان است. سوم این که معادلات تابع پنهان‌شدگی را بتوان برای آنها به کار برد.

Meyer-Peter and Wong and Parker (2006) رابطه Wong and Parker (2006) را برای گروه ذرات به صورت زیر ارائه کردند:

$$q_b = 3.97 f_i(t) \sqrt{g(G_s - 1)d_i^3} [\tau_{*i} - 0.0495]^{3/2} \quad (5)$$

$$Q = \text{constant} \quad \text{یا} \quad \frac{\partial Q}{\partial t} = 0 \quad (1)$$

که در آن Q دبی جریان است.

۲-۲- معادله پیوستگی رسوب

معادله پیوستگی رسوب را مانند معادله پیوستگی جریان می‌توان به دست آورد. تفاوت در نرخ انتقال رسوب ورودی و نرخ رسوب خروجی از هر حجم کتلر، سبب رسوب‌گذاری یا فرسایش بستر می‌شود. Parker et al (2007) برای توصیف معادله پیوستگی رسوب، بستر را به دو قسمت تقسیم کردند که عبارتند از: لایه فعال بالایی (لایه سطحی یا لایه تبادلی) و لایه زیرسطحی. لایه فعال شامل ذراتی است که به صورت مستقیم با بار بستر در تبادل است.

Krishnappan (1985) شکل کلی معادله پیوستگی رسوب برای رودخانه‌ها را در حالت یک بعدی به صورت زیر ارائه کرده است:

$$\frac{\partial Q_s}{\partial x} + (1-\lambda_0)B \frac{\partial z}{\partial t} + BC_s \frac{\partial h}{\partial t} + A \frac{\partial C_s}{\partial t} - BL_a \frac{\partial \lambda}{\partial t} - \frac{B(\lambda - \lambda_0)}{(1-\lambda_0)} \frac{\partial L_a}{\partial t} = q_{sl} \quad (2)$$

که در آن Q_s نرخ انتقال بار رسوبی (بار بستر و معلق)، x فاصله درجهت جریان، λ تخلخل بستر، λ_0 تخلخل اولیه بستر، B عرض جریان، z تراز سطح بستر، C_s غلظت مواد معلق موجود در آب، h عمق جریان، A سطح مقطع جریان، L_a ضخامت لایه فعال، q_{sl} دبی رسوب ورودی از شاخه‌های جانبی یا برداشت رسوب به ازای واحد طول مجرأ و t زمان است. با توجه به فرض پلکانی بودن هیدرولیک و با فرض این که تخلخل بستر در مدت فرایند مسلح شدن ثابت باشد، معادله (2) برای واحد عرض رودخانه به شکل زیر در می‌آید:

$$\frac{\partial z}{\partial t} = -\frac{1}{(1-\lambda_0)} \frac{\partial q_b}{\partial x} \quad (3)$$

که در آن q_b باربستر در واحد عرض است. معادله پیوستگی رسوب را در حالت یک بعدی می‌توان

$$\tau = \gamma RS \quad (11)$$

Schoklitsch (1943) استفاده از دبی جریان را در تعیین بار بستر مطرح کرد. معادله بار بستر (Schoklitsch 1943) در سیستم متريک به صورت زير است (Yang, 1996):

$$q_b = 2500S^{3/2}(q - q_{cr}) \quad (12)$$

$$q_{cr} = \frac{0.6d_m^{3/2}}{S^{7/6}} \quad (13)$$

که در آن q دبی جریان در واحد عرض و q_{cr} دبی بحرانی جریان در آستانه حرکت در واحد عرض است. برای معادله بار بستر (Schoklitsch 1943) نيز چنان‌چه اثر غیریکنواختی ذرات با استفاده ازتابع پنهان‌شدنگی ذرات در نظر شود، معادلات (11) و (12) برای هر گروه ذره به شکل زير نوشته می‌شود:

$$q_{bi} = 2500f_i S^{3/2}\left(q - \left(\frac{d_i}{d_m}\right)^r q_{cri}\right) \quad (14)$$

$$q_{cri} = \frac{0.6d_i^{3/2}}{S^{7/6}} \quad (15)$$

۴-۲- معادله اندازه حرکت

بر اساس معادله اندازه حرکت، نرخ تغییرات مومنتوم برابر است با برایند نیروی اعمال شده بر حجم کترول. رابطه کلی معادله اندازه حرکت برای جریان‌های غیردائمی در کانال‌های روباز به شکل رابطه (16) است.

معادله پیوستگی همراه با معادله اندازه حرکت، معادلات سنت-ونانت را تشکیل می‌دهند. برخلاف ساده‌سازی‌های انجام شده برای بهدست آوردن معادلات سنت-ونانت، جواب‌های آنها اغلب پیچیده است (Graf, 1998).

که در آن G_s چگالی نسبی ذرات رسوب، τ تنش برشی بی بعد ذرات بستر است که از رابطه (6) بهدست می‌آید.

$$\tau_{*i} = \frac{RS}{(G_s - 1)d_i} \quad (6)$$

چنانچه در معادله (5) از تابع پنهان‌شدنگی استفاده شود، این معادله به شکل زير نوشته می‌شود:

$$q_b = Kf_i(t)\sqrt{g(G_s - 1)d_i^3}[\tau_{*i} - \varepsilon_i \tau_{*cr}]^{3/2} \quad (7)$$

در معادله (7) K ضریب است که با صحبت‌سنجی تعیین می‌شود و ε_i تابع پنهان‌شدنگی ذرات است که به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$\varepsilon_i = \left(\frac{d_i}{d_{50}}\right)^r \quad (8)$$

در این معادله r ضریب تابع پنهان‌شدنگی ذرات است. شایسته است گفته شود که Sieben (1998) نیز در مدل خود از این رابطه استفاده کرده است، با این تفاوت که وی از تابع پنهان شدنگی با شکل توانی استفاده کرده، اما در تحقیق حاضر علاوه بر این از دیگر توابع پنهان شدنگی نیز استفاده شده است.

فرمول بار بستر ارائه شده توسط Duboys (1879) در سیستم متريک به صورت زير است (Yang, 1996):

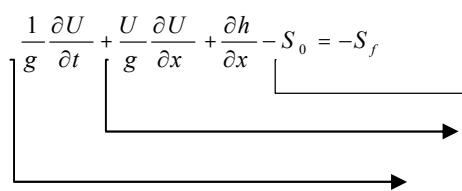
$$q_b = \frac{0.173}{d^{3/4}} \tau(\tau - \tau_{cr}) \quad (9)$$

رابطه (9) با در نظر گرفتن تابع پنهان‌شدنگی به صورت زير نوشته می‌شود:

$$q_b = \frac{0.173}{d^{3/4}} \tau(\tau - \varepsilon_{ri} \tau_{cr}) \quad (10)$$

در این معادله تنش برشی بحرانی با استفاده از نمودار شیلدز و مقادیر تنش برشی بستر از رابطه زیر محاسبه می‌شود:

$$\begin{array}{c} \text{جریان یکنواخت دائمی} \\ \text{جریان غیریکنواخت دائمی} \\ \text{جریان غیریکنواخت غیردائمی} \end{array} \quad (16)$$



ذرات، d_i به عنوان نماینده گروه، برابر با

$$\frac{d_{i-1} + d_{i+1}}{2}$$

-۹- تغییرات تراز بستر، حول نقطه‌ای در پایین دست بازه رخ می‌دهد.

۲-۳- حل تحلیلی

با فرض ثابت بودن دبی جریان در هر گام زمانی، معادله پیوستگی جریان را به صورت زیر می‌توان نوشت:

$$h \frac{\partial(U)}{\partial x} + U \frac{\partial(h)}{\partial x} + \frac{\partial h}{\partial t} = 0 \quad (17)$$

با ترکیب معادلات (۱۶) و (۱۷)، معادله‌ای به صورت زیر به دست می‌آید:

$$\frac{\partial(U)}{\partial t} + U \frac{\partial(U)}{\partial x} + \frac{g}{U} \left[-\frac{\partial h}{\partial t} - h \frac{\partial U}{\partial x} \right] + g \frac{\partial z}{\partial x} + g S_f = 0 \quad (18)$$

در معادله (۱۸) مقادیر $\frac{\partial h}{\partial t}$ و $\frac{\partial U}{\partial x}$ نسبت به دیگر عبارت‌ها بسیار کوچک بوده و می‌توان از این دو جمله; Graf, 1998; Jaramillo and Jain, 1984 صرف‌نظر کرد (de Vries, 1965). Garde, 2006 نیز اظهار داشته است که اگر عدد فرود کوچکتر از یک باشد، سرعت آشفتگی بستر به طور قابل ملاحظه‌ای کوچکتر از سرعت آشفتگی سطح آب است. این بدان مفهوم است که از عبارت‌های $\frac{\partial U}{\partial t}$ و $\frac{\partial h}{\partial x}$ در مقایسه با بقیه پارامترهای معادله (۱۸) می‌توان صرف‌نظر کرد. البته با توجه به فرض شبـ-

داده‌ای بودن جریان نیز می‌توان از $\frac{\partial U}{\partial t}$ و $\frac{\partial h}{\partial x}$ صرف‌نظر کرد.

همچنین با فرض شبـیدکنوخت بودن جریان، معادله (۱۸) به شکل زیر ساده می‌شود:

$$g \frac{\partial z}{\partial x} + g S_f = 0 \quad (19)$$

با استفاده از رابطه شزی و این که $q = Uh$ داریم:

$$g \frac{\partial z}{\partial x} = -g \frac{U^3}{C^2 q} \quad (20)$$

۳- توسعه مدل

در این بخش با استفاده از معادلات حاکم، مدلی تحلیلی برای حل این معادلات و محاسبه تغییرات دانه‌بندی بستر، تراز بستر، شیب و بار بستر در زمان و مکان دلخواه از بازه رودخانه ارائه می‌شود.

۴- فرضهای حاکم بر مدل

۱- در این مدل یک بعدی، فرض شده که تمامی پارامترها در جهت طولی جریان بررسی می‌شود و از تغییرات در مقطع عرضی رودخانه صرف‌نظر شده است.

۲- هیدروگراف به صورت پلکانی (شبـداده‌ای) در نظر گرفته می‌شود.

۳- در این مدل فرض شده که یک منبع تغذیه رسوب در ابتدای بازه بالادست وجود دارد و رسوب با دبی ثابت وارد بازه مورد مطالعه می‌شود.

۴- از توابع پنهان‌شدنگی برای توصیف غیریکنواختی بستر جریان استفاده شده است.

۵- مدل تکلایه‌ای است. این بدان مفهوم است که فرض شده تبادل بین رسوبهای بستر رودخانه و جریان، فقط در لایه سطحی صورت می‌گیرد و لایه‌های زیرین دخالتی در تغییرات ترکیب بستر ندارند و دانه‌بندی لایه‌های زیرین دست نخورده باقی می‌ماند.

۶- ضخامت لایه فعال در مدت فرایند مسلح شدن ثابت باقی می‌ماند (Ashida and Parker, 1971; Parker and Bayazit, 1975; Michiue, 1970; Sutherland, 1970).

۷- تمامی رسوبهایی که از بستر برداشت می‌شوند، به صورت بار بستر به جریان وارد و به صورت بار بستر منتقل می‌شوند.

۸- برای بررسی تغییر ترکیب و توزیع دانه‌بندی ذرات رسوبی، منحنی دانه‌بندی ذرات بستر به تعدادی گروه ذرات تقسیم شده است. که هر گروه ذره قطری در فاصله d_{i-1} و d_{i+1} دارد. برای محاسبه قطر هر گروه از

اکثر جواب‌های تحلیلی که توسط محققان به دست آمده برای شرایطی است که رسوب ورودی از بالادست صفر باشد. همچنین تمامی جواب‌های تحلیلی بدون درنظر گرفتن غیر یکنواختی ذرات به دست آمده‌اند. در این تحقیق معادله (۲۵) برای بستر با دانه‌بندی غیریکنواخت و با فرض وجود رسوب ورودی از بالادست بازه به صورت تحلیلی حل شده است.

برای توصیف ضریب انتشار $K(t)$ رابطه (۲۶) را می‌توان

به صورت زیر نوشت (de Vries, 1973):

$$K(t) = \frac{1}{(1-\lambda_0)} \frac{\partial q_b}{\partial U} \left(\frac{U}{3S_0} \right)^2 \quad (27)$$

که در آن شاخص ۰ شرایط یکنواخت (اولیه) را نشان می‌دهد. اگر $U=U_0$, خواهیم داشت (Garde, 2006)

$$K(t) = K_0 = \frac{1}{(1-\lambda_0)} \frac{\partial q_b}{\partial U} \left(\frac{U_0}{3S_0} \right) \quad (28)$$

با استفاده از شکل توانی رابطه انتقال رسوب ذرات بستر

یعنی $q_b=aU^b$ را به صورت زیر می‌توان نوشت:

$$K(t) = \frac{1}{(1-\lambda_0)} b q_b \left(\frac{1}{3S_0} \right) \quad (29)$$

در حل معادله (۲۴)، دو حالت ممکن است رخ دهد. حالت اول این است که بازه رودخانه دچار ترازکاهی شود (شکل ۱). حالت دوم این که رسوبها در بازه مورد مطالعه ترسیب شده و پدیده تراز افزایی بستر رخ دهد (شکل ۲). برای شرایط ترازکاهی بستر، شرایط مرزی و اولیه با توجه شکل ۱ به صورت زیر نوشتند می‌شود:

شرط اولیه: $z(x,0)=0$

شرط مرزی: $\lim_{x \rightarrow \infty} z(x,t) = 0$ و $z(0,t)=-\Delta h$

جواب معادله (۲۴) با به کارگیری تبدیل لaplans، به صورت زیر است:

$$z(x,t) = -\Delta h erfc\left(\frac{x}{2\sqrt{K(t)t}}\right) \quad (30)$$

که در آن $erfc()$ تابع خطای مکمل است.

که در آن C ضریب شریعه و $Uh=q$ دبی واحد عرض است. با مشتق‌گیری از معادله (۲۰) نسبت به x داریم:

$$\frac{\partial^2 z}{\partial x^2} = -\frac{3U^2}{C^2 q} \frac{\partial U}{\partial x} \quad (21)$$

از سوی دیگر رابطه انتقال رسوب را به صورت توانی نیز می‌توان در نظر گرفت (Garde, 2006; Graf, 1998):

$$q_b = aU^b \quad (22)$$

که در آن a و b مقادیر ثابتی است. با جایگذاری از معادله (۲۱) در معادله (۳) داریم:

$$\frac{\partial z}{\partial t} = -\frac{1}{(1-\lambda_b)} \frac{\partial q_b}{\partial U} \frac{\partial U}{\partial x} \quad (23)$$

با ترکیب معادلات (۲۰) و (۲۳)، معادله زیر به دست می‌آید:

$$\frac{\partial z}{\partial t} - \frac{1}{(1-\lambda_b)} \frac{\partial q_b}{\partial U} \left(\frac{Cq^2}{3U^2} \right) \frac{\partial^2 z}{\partial x^2} = 0 \quad (24)$$

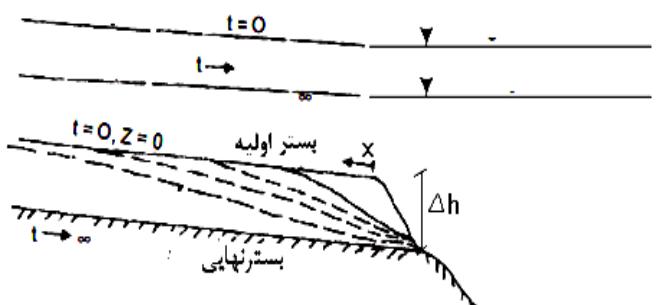
یا

$$\frac{\partial z}{\partial t} - K(t) \frac{\partial^2 z}{\partial x^2} = 0 \quad (25)$$

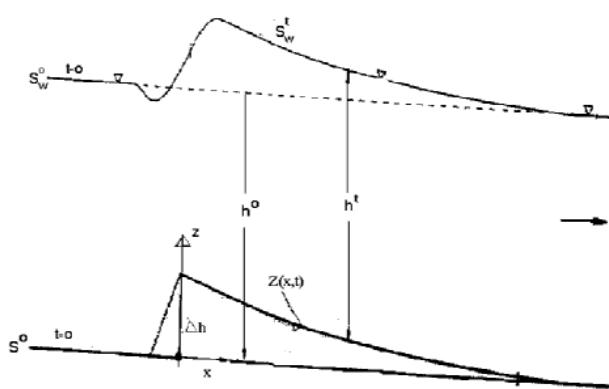
که در آن:

$$K(t) = \frac{1}{(1-\lambda_b)} \frac{\partial q_b}{\partial U} \left(\frac{Cq^2}{3U^2} \right) \quad (26)$$

معادله (۲۵) را معادله انتشار می‌نامند. این معادله به شکل معادلات لaplans قابل حل بوده و $K(t)$ ضریب انتشار نامیده می‌شود. لازم به ذکر است که معادله (۲۵) معادله‌ای کلی است که حل تحلیلی آن به روش‌های مختلفی توسط Ashida and Michiue (1971), Garde (2006), Ribberink and Sande (1984), Jaramillo and Jain (1984), Graf (1998) و Gill (1987), (1985) از جواب‌ها نیز شبیه به هم هستند. تفاوت معادلات در مقدار $K(t)$ است که بسته به شرایط اولیه و مرزی مسئله ممکن است متفاوت باشند و جواب‌های مختلفی به دست آید. معادله (۲۵) توسط Wong and Parker et al. (2007) به صورت عددی نیز حل شده است.



شکل ۱ ترازکاهی بستر



شکل ۲ ترازافرایی بستر

$$\frac{\partial q_b}{\partial t} - K_0 \frac{\partial^2 q_b}{\partial x^2} = 0 \quad (32)$$

$q_b(x, 0) = q_{b0}$ for $x \geq 0$ شرط اولیه:

$q_b(0, t) = q_{bf}$ شرایط مرزی: و

$$\lim_{x \rightarrow \infty} q_b(x, t) = q_{b0}$$

Jaramillo and Jain (1984) جواب معادله (۳۱) را به

صورت زیر ارائه کردند:

$$q_b(x, t) = q_{b0} + q_{bf} \operatorname{erfc}\left(\frac{x}{2\sqrt{K_0 t}}\right) \quad (33)$$

با به دست آوردن بار بستر در هر مکان از بازه رودخانه (ناشی از منبع تغذیه رسوب در بالادست بازه، با استفاده از معادله (۳۳) و همچنین بار موضعی بستر رودخانه با استفاده از رابطه های انتقال رسوب، مقدار رسوب برداشت شده از بستر یا گذاشته شده بر روی بستر محاسبه می شود. با محاسبه این مقادیر می توان تراز بستر را با

برای شرایط ترازافرایی بستر، شرایط مرزی و اولیه با توجه شکل (۲) به صورت زیر نوشتند می شود:

شرایط اولیه: $z(x, 0) = 0$

شرایط مرزی: $\lim_{x \rightarrow \infty} z(x, t) = 0$ و $z(0, t) = \Delta h(t)$

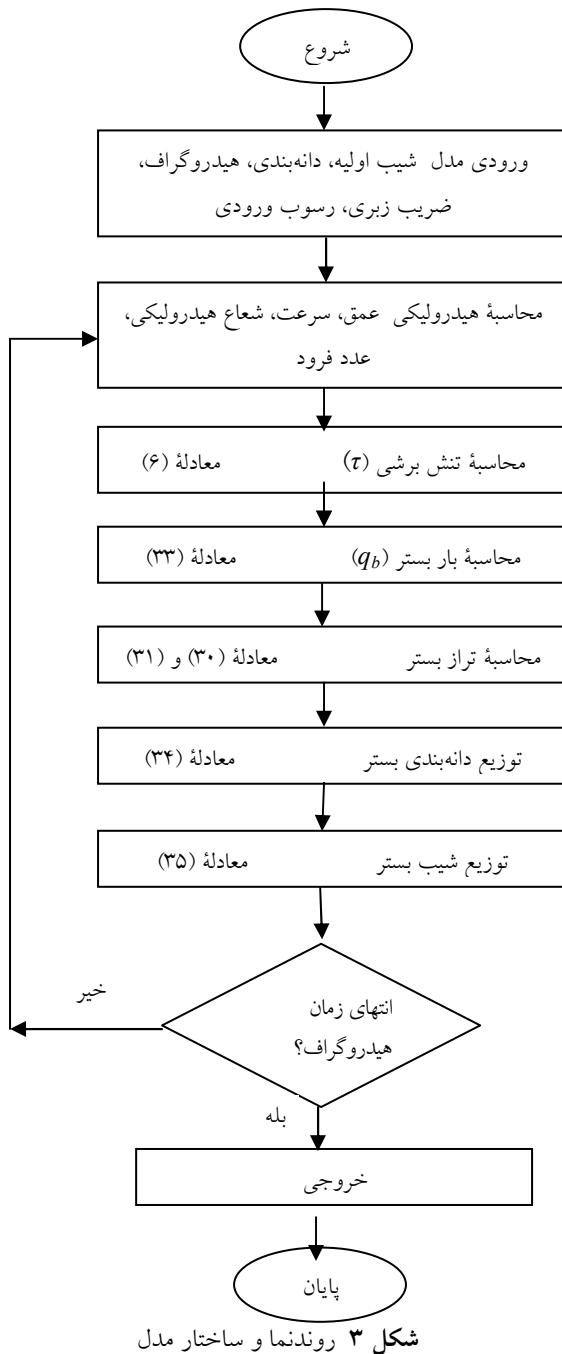
جواب معادله انتشار یعنی معادله (۲۴)، با استفاده از این

شرایط مرزی و شرایط اولیه به صورت زیر است:

$$z(x, t) = \frac{2\Delta h}{K_0(1-\lambda)} \left[\left(\frac{K_0 t}{\pi} \right)^{1/2} \exp\left(-\frac{x^2}{4K_0 t}\right) - \frac{x}{2\sqrt{K_0 t}} \operatorname{erfc}\left(\frac{x}{2\sqrt{K_0 t}}\right) \right] \quad (31)$$

بنابراین با استفاده از معادلات (۳۰) و (۳۱) می توان تغییرات تراز بستر را در هر زمان و مکان دلخواه از بازه رودخانه محاسبه کرد. برای محاسبه معادلات (۳۰) و (۳۱) به مقادیر بار بستر نیاز است. به طور مشابه می توان نشان داد:

استفاده شده است. Hassan et al. (2006) آزمایشگاهی را در فلومی به طول ۹، عرض ۰/۶ و عمق ۰/۵ متر انجام دادند. ذرات بستر غیریکنواخت و اندازه ذرات بین ۰/۱۸ تا ۴۵ میلی‌متر بود. در جدول ۱ ویژگی‌های جریان به طور خلاصه آورده شده است. در این آزمایشها، J1 هیدروگراف متقارن و C2 هیدروگراف نامتقارن را نشان می‌دهد.



استفاده از روابط (۳۰) و (۳۱) محاسبه کرد. دو مجهول باقی می‌ماند: ۱- تغییرات دانه‌بندی بستر برای هر گروه ذرات در مدت فرایند ترازکاهی و ترازافزایی بستر و ۲- شبیه‌سازی تغییر ترازکاهی بستر رودخانه. با ترکیب معادلات (۳) و (۴) و ساده‌سازی آنها، معادله زیر برای محاسبه توزیع دانه‌بندی بستر در هر زمان به دست می‌آید:

$$f_i(t) = f_i(0) + (t_i - p_i) \frac{z(t) - z(0)}{L_a} \quad (34)$$

برای محاسبه شبیه‌سازی بستر در مدت فرایند ترازکاهی یا تراز افزایی بستر، با فرض آن که تغییر تراز بستر به صورت چرخشی و حول نقطه‌ای در پایین دست بازه رخ می‌دهد، شبیه‌سازی را در هر لحظه می‌توان محاسبه کرد:

$$S(t) = S_0 - \frac{z(t)}{L} \quad (35)$$

بنابراین با استفاده از این معادلات می‌توان تغییر بستر رودخانه، شامل تغییر شبیه‌سازی، بار بستر، تراز و دانه‌بندی بستر را در هر زمان و مکان دلخواه در بازه رودخانه محاسبه کرد. هنگامی که تغییر پایان یافته و رودخانه به شرایطی پایدار برسد، رودخانه مسلح شده است. معیار کمی برای تعیین اینکه بستر به شرایط پایدار رسیده یا خیر، مقدار بار بستر در زمانهای مختلف است. شکل ۳ روندنما و ساختار مدل را نشان می‌دهد.

۱- تحلیل نتایج

۱-۴- واسنجی مدل

برای صحت سنجی مدل از داده‌های آزمایشگاهی Hassan et al. (2006) در جریان ناپایدار و Chin et al. (1994) با دبی پایدار جریان استفاده شده است. نتایج آزمایشگاهی این محققان در شرایط بدون رسوب و رسوب وجود رسوب و روودی، از داده‌های آزمایشگاهی Soni et al. (1984) و مدل تحلیلی Jaramillo and Jain (1980) به منظور ارزیابی توانایی مدل در پیش‌بینی تغییرات بستر با

در شاخه نزولی هیدروگراف، نرخ انتقال رسوب با شیب بیشتری نسبت به شاخه صعودی کاهش یافته است. نکته قابل توجه در این شکل آن است که با وجود شکل متقارن هیدروگراف، نرخ انتقال رسوب تمایل به عدم تقارن دارد. نبود تقارن در نرخ بار بستر را می‌توان چنین توجیه کرد که در شاخه صعودی با افزایش جریان، نرخ انتقال رسوب افزایش می‌یابد و در نقطه اوج هیدروگراف به حداقل مقدار می‌رسد. با توجه به این که با گذشت زمان بستر درشت‌دانه‌تر می‌شود، بنابراین نرخ انتقال رسوب کاهش می‌یابد. نتیجه این است که چند عامل سبب می‌شود که شیب نرخ انتقال در شاخه نزولی بیشتر از شاخه صعودی باشد: کاهش جریان و درشت‌دانه شدن بستر. توجیه دیگری برای این عدم تشابه در تقارن بار رسوبی و هیدروگراف جریان، تاخیر زمانی تغییرات بستر، در نتیجه بار رسوبی، نسبت به تغییرات جریان است.

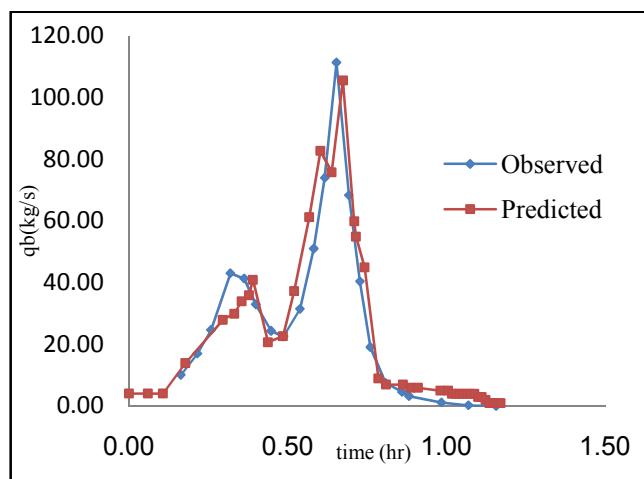
آزمایش‌های Chin et al. (1994) در فلومی به طول ۱۹ عرض ۴۵، و عمق ۴۴ متر انجام شده است. اندازه ذرات بین ۱۵/۰ تا ۳۷/۵ میلی‌متر بوده و در آن، از آزمایش ۱-۳ برای صحبت‌سنگی استفاده شده است.

لازم است گفته شود که در این مقاله، فقط نتایج Meyer-Peter and Müller (1948) مدل برای معادله بار بستر صحبت‌سنگی مدل آورده شده است.

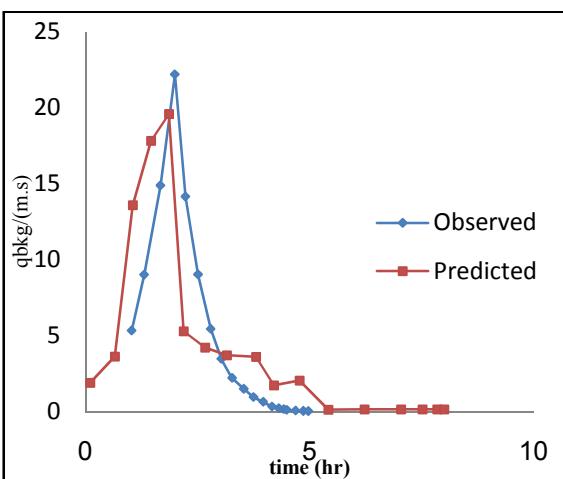
شکل‌های ۴ و ۵ نرخ انتقال بار بستر را از زمان شروع تا انتهای هیدروگراف نشان می‌دهد. در شکل ۴ نرخ انتقال باربستر هیدروگراف C2 که نامتقارن است نشان داده شده است. در شاخه صعودی هیدروگراف نرخ انتقال رسوب با افزایش جریان افزایش می‌یابد و پس از دبی اوج جریان، انتقال رسوب نیز کاهش می‌یابد. در هیدروگراف J1 که متقارن است، با توجه به شکل ۵ در شاخه صعودی، انتقال رسوب افزایش می‌یابد تا به حداقل مقدار می‌رسد.

جدول ۱ ویژگی‌های جریان در آزمایش‌های Hassan et al. (2006)

آزمایش	زمان هیدروگراف (ساعت)	حداکثر دبی (m^3/s)	حداکثر دبی (m^3/s)	شیب ($\times 10^{-3}$)	زمان رسیدن به دبی حداکثر(ساعت)
J1	۱/۱۷	۰/۰۴	۰/۰۱۴	۵	۰/۵
C2	۸	۰/۰۳۴	۰/۰۰۸	۵	۱



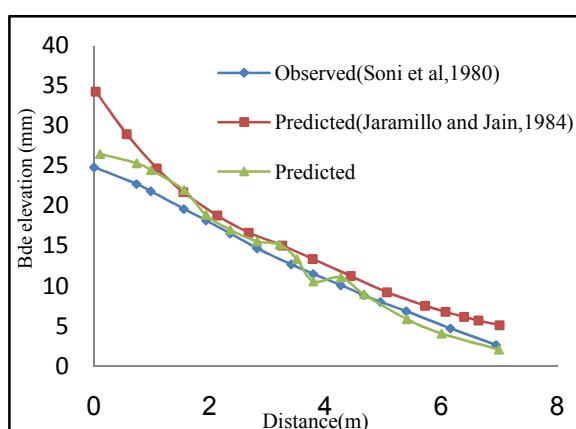
شکل ۵ تغییرات بار بستر در آزمایش J1 و مدل



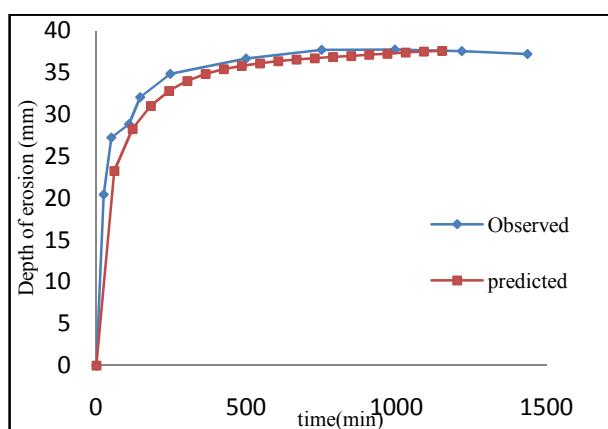
شکل ۴ تغییرات بار بستر در آزمایش C2 و مدل

در شکل‌های ۸ تا ۱۱ منحنی دانه‌بندی ذرات بستر نشان داده شده است. با توجه به این شکل‌ها، توزیع دانه‌بندی ذرات بستر به خوبی توسط مدل پیش‌بینی شده است. با توجه به شکل ۹، ذرات درشت‌دانه بهتر از ذرات ریز‌دانه مدل‌سازی شده است. با مقایسه شکل‌های ۱۰ و ۱۱ که دانه‌بندی بستر را برای یک آزمایش در دو زمان متفاوت نشان می‌دهد، نتیجه می‌شود که با گذشت زمان، دانه‌بندی ذرات بستر بهتر مدل‌سازی شده است. در این مقاله دو پارامتر c (توان تابع پنهان شدگی) و k (ضریب معادله بار بستر Meyer-Peter and Müller, 1948) برای صحبت‌سنگی مدل انتخاب شده است. نتایج صحبت‌سنگی مدل نشان می‌دهد که k برابر $1/97$ و c برابر $-0/65$ - بهترین تطابق را با نتایج آزمایشگاهی نشان می‌دهد.

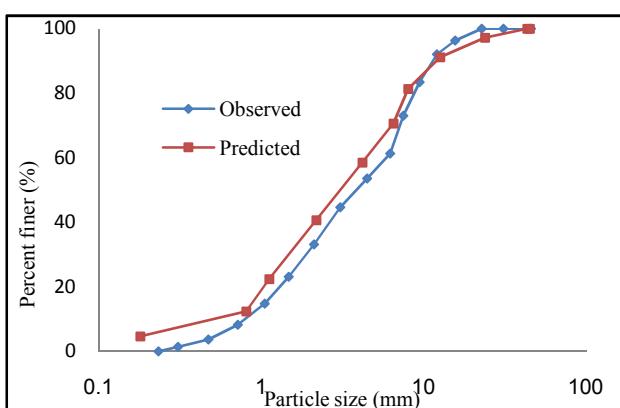
شکل ۶ عمق فرسایش بستر را برای آزمایش Chin et al. (1994) نشان می‌دهد. با توجه به شکل ۶، مدل به طور مناسبی عمق نهایی بستر را پیش‌بینی کرده است. شکل ۷ نتایج مقایسه مدل را با داده‌های آزمایشگاهی Soni et al (1980) و مدل تحلیلی Jaramillo and Jain (1984) نشان می‌دهد. این شکل تغییرات تراز بستر را در طول کanal نشان می‌دهد. همان‌طور که از شکل مشخص است، مدل Jaramillo and Jain (1984) داده‌های آزمایشگاهی را پیش‌بینی کرده است. دلیل دقیق بستر مدل آن است که در مدل ارائه شده، معادله بار بستر با درج تابع پنهان شدگی ذرات به کار گرفته شده است؛ در صورتی که در مدل Jaramillo and Jain (1984) از تابع پنهان شدگی ذرات استفاده نشده است.



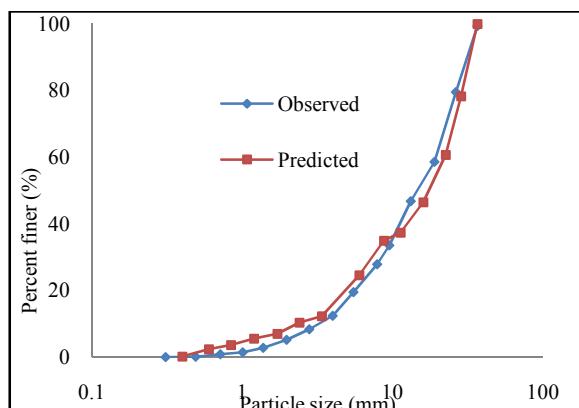
شکل ۷ تغییرات تراز بستر در طول کanal در $t=30$ min



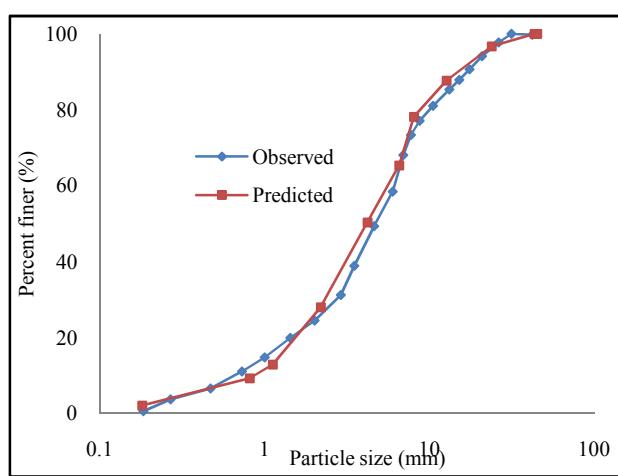
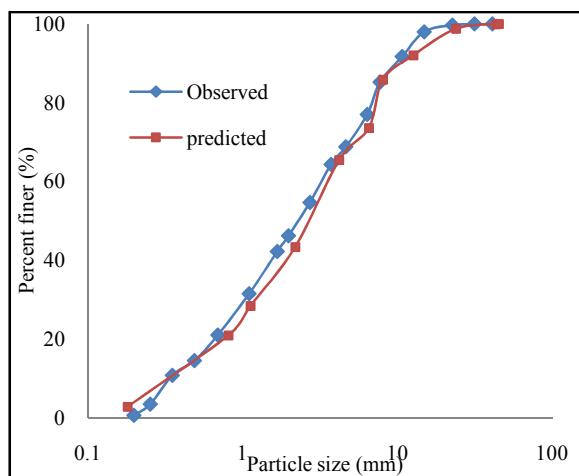
شکل ۶ تغییرات عمق چاله فرسایش در طول زمان



شکل ۹ دانه‌بندی بستر در آزمایش ۱J و مدل در لحظه $t=1.17$ hr



شکل ۸ دانه‌بندی بستر مسلح

شکل ۱۱ دانه‌بندی بستر در آزمایش C2 و مدل در لحظه $t=6\text{hr}$ شکل ۱۰ دانه‌بندی بستر در آزمایش C2 و مدل در لحظه $t=3\text{hr}$

است. نکته جالب توجه در این شکل آن است که با افزایش k بستر درشت‌دانه‌تر می‌شود. با توجه به معادله باربستر انتظار داریم که با افزایش k ، مقدار بار بستر افزایش یافته و با افزایش بار بستر باید بستر درشت‌دانه‌تر شود. شکل ۱۳ نیز این نتیجه‌گیری را تأیید می‌کند. در شکل‌های ۱۴ و ۱۵ منحنی دانه‌بندی بستر در زمان‌های $t=1\text{hr}$ و $t=2\text{hr}$ از شروع آزمایش نشان داده شده است. Meyer-Dubois (1879) و Peter and Müller (1948) این منحنی‌ها با بهکارگیری معادلات بار بستر-Schoklitsch (1943) برای هیدروگراف C2 با یکدیگر مقایسه شده‌اند.

شکل ۱۴ توزیع دانه‌بندی بستر را در زمان یک ساعت پس از شروع آزمایش برای هیدروگراف C2 نشان می‌دهد. با توجه به شکل ۱۴ به نظر می‌رسد که ذرات درشت‌دانه در ابتدای آزمایش بهتر از ذرات ریزدانه مدل‌سازی شده‌اند و هرچه از شروع آزمایش بگذرد، پیش‌بینی ذرات ریزدانه بستر نیز بهتر مدل‌سازی می‌شود (شکل‌های ۱۴ و ۱۵).

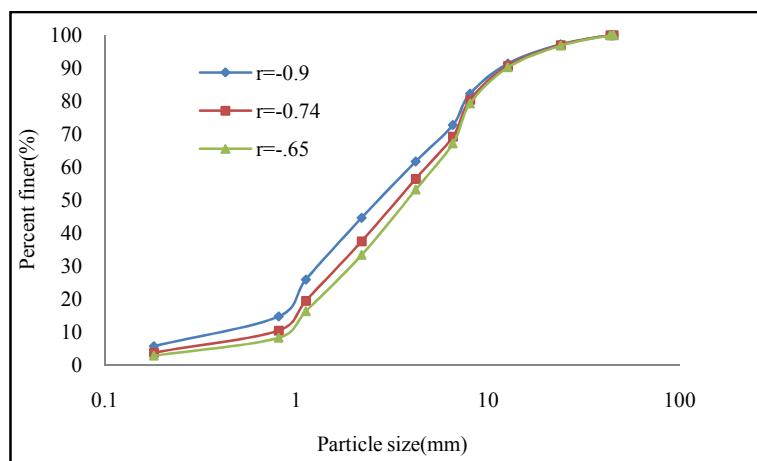
به‌منظور تحلیل حساسیت مدل، تأثیر رسوب و رودی بر شیب بستر مطالعه شد.

۲-۴- تحلیل حساسیت مدل

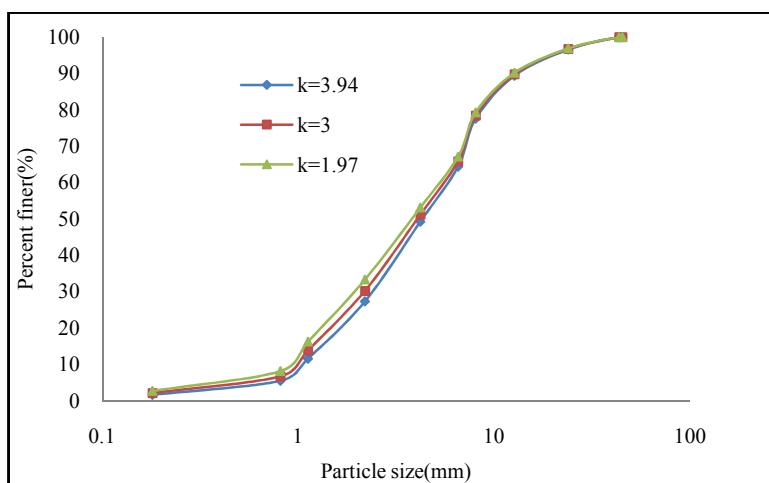
در این بخش چهار پارامتر r ، k ، معادله انتقال رسوب و رسوب ورودی برای تحلیل حساسیت مدل انتخاب و نتایج در شکل‌های ۱۲ تا ۱۵ آورده شده است. با توجه به شکل ۱۲ دیده می‌شود که مدل نسبت به توان تابع پنهان‌شدگی ذرات حساس است. با توجه به رابطه تابع پنهان‌شدگی ذرات، r بین 0 و 1 است. با افزایش r بستر درشت‌دانه‌تر می‌شود و هرچه r کاهش یابد بستر ریزدانه‌تر می‌شود (Parker, 2006).

افزایش r ، یعنی تمایل به سمت صفر، بدین مفهوم است که بستر یکنواخت‌تر باشد و با کاهش آن درجه غیریکنواختی ذرات بیشتر می‌شود. بنابراین شکل ۱۲ را می‌توان چنین توجیه کرد که با افزایش پارامتر r و غیریکنواخت‌تر نشان دادن بستر، بر طبق معادله تابع پنهان‌شدگی ذرات، نشش برشی بحرانی ذرات ریزدانه کاهش می‌یابد و بنابراین احتمال حرکت این ذرات افزایش یافته و در نتیجه بستر درشت‌دانه می‌شود.

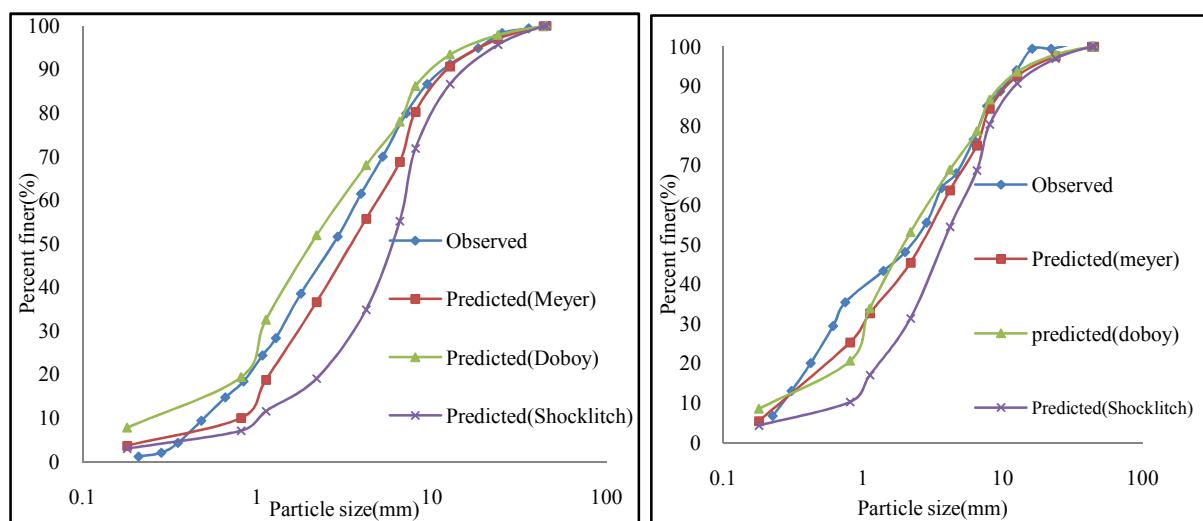
شکل ۱۳ نتایج حاصل از تحلیل حساسیت نسبت به پارامتر k را نشان می‌دهد. همان‌طور که در شکل دیده می‌شود مدل نسبت به این پارامتر حساسیت کمتری نشان داده و با تغییر آن، دانه‌بندی بستر، بسیار کم تغییر کرده



شکل ۱۲ تحلیل حساسیت مدل نسبت به ضریب تابع پنهان شدگی (r)



شکل ۱۳ تحلیل حساسیت مدل نسبت به ضریب k

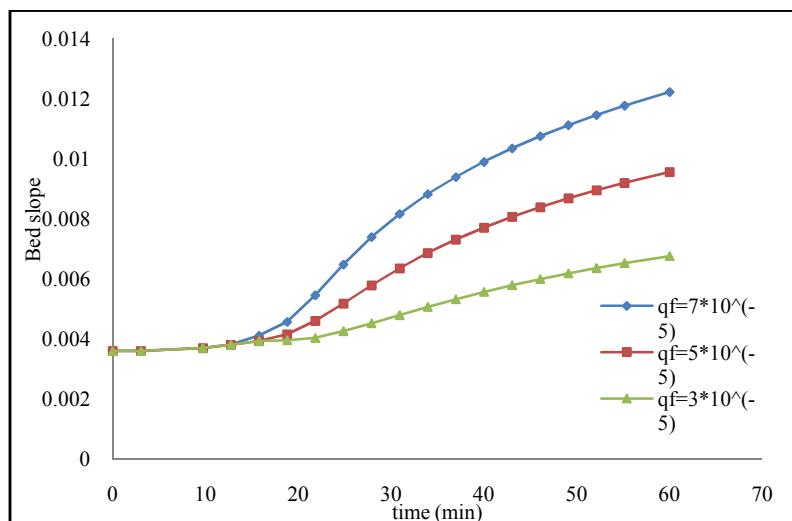


شکل ۱۴ دانه‌بندی بستر در لحظه t=1hr (آزمایش C2 و مدل)

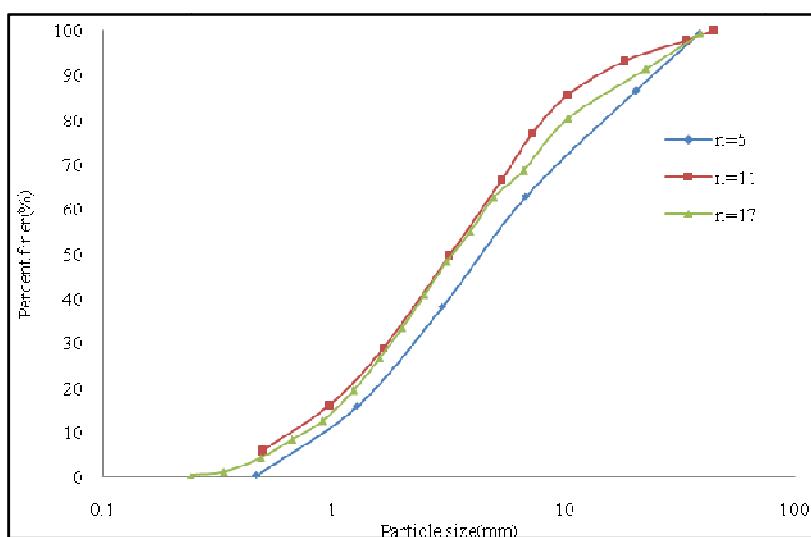
گروه در شکل ۱۷ رسم شده که در آن، n تعداد پلکان هیدرولیک است. با توجه به شکل، تعداد پنج پلکان با ۱۱ و ۱۷ پلکان تفاوت آشکاری دارد اما نتایج ۱۱ و ۱۷ پلکان بسیار به هم نزدیک است. نتایج این آزمایش و پلکان های انجام شده روی تعداد زیادی از هیدرولیک‌ها نشان می‌دهد که افزایش تعداد پلکان هیدرولیک جریان تا یک حد مشخص، نتایج مدل را دقیق‌تر می‌کند و پس از آن، افزایش تعداد پلکان تأثیر چندانی بر نتایج ندارد.

با توجه به شکل ۱۶، با افزایش رسوب ورودی، شبیه ستر افزایش یافته است. دلیل این افزایش آن است که بر طبق فرضهای مدل، تغییرات تراز بستر حول نقطه‌ای در پایین دست بازه اتفاق می‌افتد. بنابراین با افزایش رسوب ورودی، تراز بستر نیز افزایش می‌یابد و بر طبق این فرض، شبیه ستر نیز افزایش می‌یابد.

به منظور تحلیل حساسیت مدل نسبت به تعداد پلکان هیدرولیک جریان، منحنی دانه‌بندی مواد بستر در زمان‌های مختلف از شروع سیالاب برای ۵، ۱۱ و ۱۷

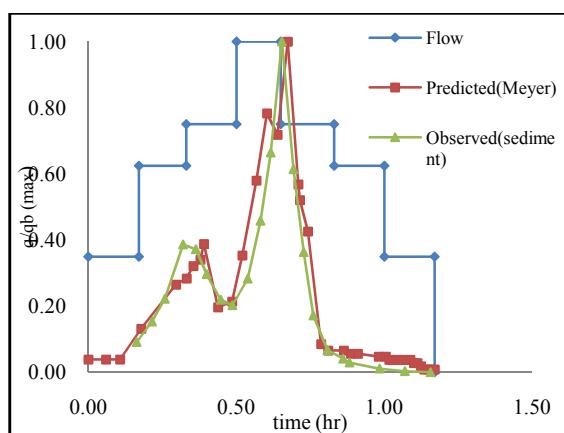


شکل ۱۶ تحلیل حساسیت مدل نسبت به رسوب ورودی



شکل ۱۷ آنالیز حساسیت مدل نسبت به تعداد پلکان هیدرولیک جریان

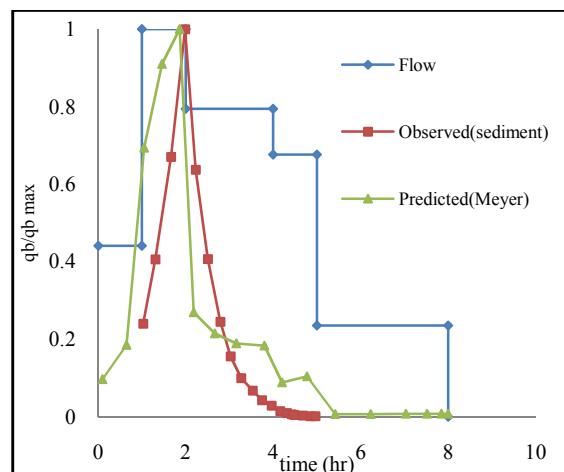
اما معادله Schoklitsch (1943) محل حداکثر بار بستر را به خوبی پیش‌بینی نکرده است. به نظر می‌رسد که معادله Meyer-Peter and Müller (1948) توانسته به خوبی بار انتقالی از بستر را مدل‌سازی کند. البته این نتیجه منطقی نیز به نظر می‌رسد، زیرا معادله Meyer-Peter and Müller (1948) برای ذرات درشت‌دانه به دست آمده است، در حالی که معادله Schoklitsch (1943) برای ذارت کوچکتر از ۷ میلی‌متر به دست آمده است.



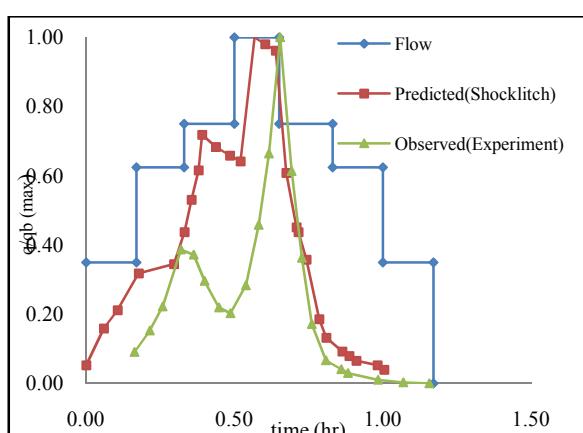
شکل ۲۰ نمودار بدون بعد باربستر و هیدروگراف جریان (آزمایش J1 و مدل) (معادله Meyer)

۳-۴- کاربرد مدل

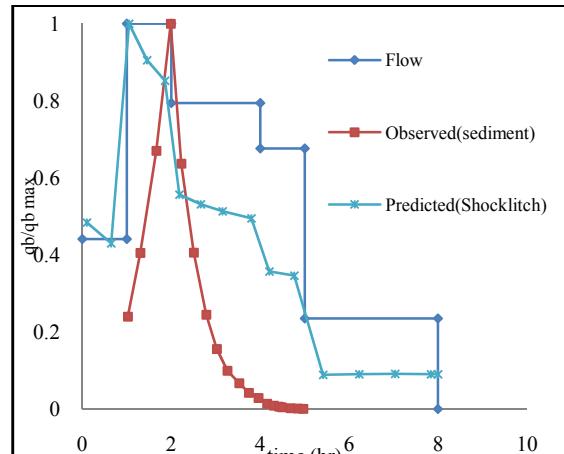
برای بررسی محل حداکثر دبی رسوب نسبت به حداکثر دبی جریان، در شکل‌های ۱۸ تا ۲۱ نمودار بدون بعد بار بستر و هیدروگراف جریان ترسیم شده است. بر طبق شکل ۱۸ معادله Meyer-Peter and Müller (1948) به خوبی توانسته محل حداکثر بار بستر را محاسبه کند. با توجه به این شکل، محل حداکثر دبی رسوب در انتهای حداکثر دبی جریان می‌باشد.



شکل ۱۸ نمودار بدون بعد باربستر و هیدروگراف جریان (آزمایش C2 و مدل) (معادله Meyer)

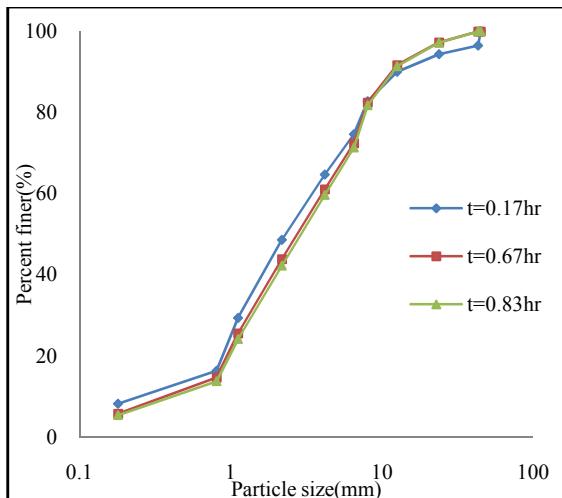


شکل ۲۱ نمودار بدون بعد باربستر و هیدروگراف جریان (آزمایش J1 و مدل) (معادله Shocklitch)

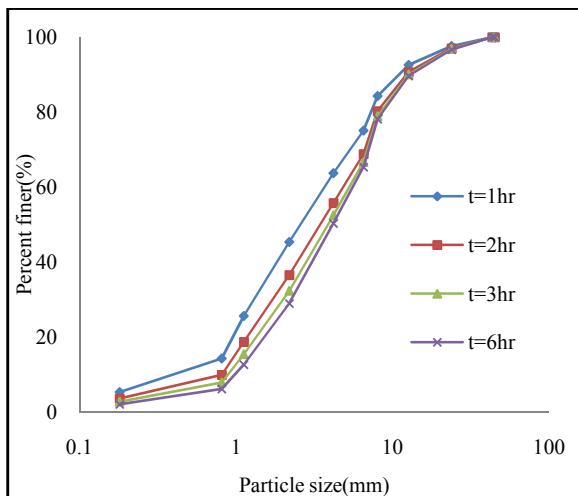


شکل ۱۹ نمودار بدون بعد باربستر و هیدروگراف جریان (آزمایش C2 و مدل) (معادله Shocklitch)

درصد برای ذرات ریزدانه و حداقل خطأ برابر ۳ درصد برای ذرات درشتدانه است. جدول ۳ مقادیر مشاهده شده و پیش‌بینی مدل برای حداکثر بار بستر و زمان رسیدن به حداکثر بار بستر را نشان می‌دهد.



شکل ۲۲ درشتدانه شدن بستر (آزمایش J1 و مدل)



شکل ۲۳ درشتدانه شدن بستر (آزمایش C2 و مدل)

۱- نتیجه‌گیری

در این تحقیق، مدلی تحلیلی برای پیش‌بینی تغییرات بستر (تراز، شیب، بار و توزیع دانه‌بندی) رودخانه ارائه شد. این مدل می‌تواند شرایط واقعی رودخانه شامل غیردادمی بودن جریان، رسوب و رودی از بالادست و غیریکنواختی ذرات بستر را شبیه‌سازی کند.

با استفاده از منحنی دانه‌بندی بستر در زمان‌های مختلف نیز می‌توان توسعه مسلح شدن بستر را مشاهده کرد. توزیع دانه‌بندی بستر در شکل‌های ۲۲ و ۲۳ نشان داده شده است. شکل ۲۲ تغییرات دانه‌بندی بستر را برای $t=0.63\text{ hr}$, $t=0.17\text{ hr}$, $t=0.83\text{ hr}$ و $t=0.83\text{ hr}$ از شروع سیلاب نشان می‌دهد. در این شکل، تغییرات دانه‌بندی بستر در طول زمان سیلاب قابل ملاحظه نیست و دانه‌بندی نهایی بستر تقریباً شبیه به بستر اولیه است. البته یکی از دلایل عدم تغییر دانه‌بندی بستر را می‌توان مدت زمان کم هیدرولیک را دانست.

نتایج برای هیدرولیک را در شکل ۲۳ نشان داده شده است. بیشترین تغییرات در دو ساعت اول اتفاق افتاده و با گذشت زمان از میزان تغییرات کاسته شده، به‌طوری که در حد فاصل زمان‌های ۳ تا ۸ ساعت از شروع سیلاب تغییرات بسیار کم است. این بیانگر آن است که بستر در حال مسلح شدن است. با توجه به شکل ۲۳ می‌توان چنین نتیجه گرفت که مسلح شدن بستر در شاخه نزولی هیدرولیک را اتفاق افتاده است.

توجه شود که شکل‌های ۲۲ و ۲۳ با استفاده از معادله Meyer-Peter and Müller (1948) بدست آمده است. نکته دیگر آن است که در فرایند درشتدانه شدن بستر، تمامی ذرات رسوب بستر اصلی در بستر درشتدانه با درصد متفاوت موجود است که این در مطالعات سایر محققان نیز تأیید شده است (Parker et al., 2007).

۴-۴- خطای مدل

به‌منظور ارزیابی دقیق‌تر مدل، مقادیر خطای مدل به‌طور خلاصه در جدول‌های ۲ و ۳ آورده شده است. مقایسه این دو جدول بیانگر دقت مناسب جواب‌های محاسبه شده با مدل است. جدول ۲ مقادیر مشاهده شده و پیش‌بینی مدل را برای d_{50} و d_{16} نشان می‌دهد. با توجه به جدول ۲، ذرات درشتدانه بهتر شبیه‌سازی شده‌اند. با توجه به جدول ۲ حداکثر درصد خطأ برابر ۱۹

جدول ۲ درصد خطای اندازه ذرات

D16(mm)				D50(mm)			D84(mm)			عنوان
درصد خطا	پیش‌بینی شده	مشاهداتی	درصد خطا	پیش‌بینی شده	مشاهداتی	درصد خطا	پیش‌بینی شده	مشاهداتی	عنوان	
۱۹/۱۹	۰/۸۸	۱/۱۱	۲۰/۷۷	۳/۰۹	۳/۹	۵/۴۸	۹/۱۴	۹/۶۷	آزمایش J1 (t=۱/۱۷hr)	
۲/۷۳	۰/۰۵۶	۰/۰۵۴	۱۶/۹۶	۲/۶۹	۲/۳	۳/۱۱	۷/۶۲	۷/۳۹	آزمایش C2 (t=۳hr)	
۱۸/۰۲	۱/۲۸	۱/۰۸	۱۱/۶۸	۴/۱۶	۴/۷۱	۱۵/۳۲	۱۰/۰۵	۱۲/۴	آزمایش C2 (t=۶hr)	

جدول ۳ درصد خطای بار بستر

زمان رسیدن به بار بستر حداکثر (hr)			بار بستر حداکثر (g/(s.m))			عنوان
درصد خطا	پیش‌بینی شده	مشاهداتی	درصد خطا	پیش‌بینی شده	مشاهداتی	
۲۰/۷۷	۳/۰۹	۳/۹	۵/۴۸	۹/۱۴	۹/۶۷	آزمایش J1 (t=۱/۱۷hr)
۱۶/۹۶	۲/۶۹	۲/۳	۳/۱۱	۷/۶۲	۷/۳۹	آزمایش C2 (t=۳hr)
۱۱/۶۸	۴/۱۶	۴/۷۱	۱۵/۳۲	۱۰/۰۵	۱۲/۴	آزمایش C2 (t=۶hr)

- در رودخانه‌های فصلی که شیب شاخه‌های صعودی و نزولی هیدروگراف زیاد است، گام زمانی باید کوچکتر باشد، اما برای هیدروگراف‌هایی که شیب شاخه‌های صعودی و نزولی هیدروگراف کمتر باشد، می‌توان گام زمانی را بزرگتر در نظر گرفت. با وجود این نتایج تحلیل حساسیت نشان می‌دهد که تعداد گام زمانی بین ۵ تا ۱۵ مناسب است.

مقادیر پیش‌بینی شده توسط مدل، تطابق مناسبی را با نتایج آزمایشگاهی نشان می‌دهد.

یکی از محدودیت‌های این مدل، ثابت فرض کردن رسوب ورودی از بالادست است.

همچنین محاسبات این مدل بر فرض مستقیم بودن بازه رودخانه استوار است و بررسی این معادلات در پیچان‌رودها می‌تواند موضوع مطالعه در آینده باشد. نتایج زیر از مدل تحلیلی به دست آمده است:

- در جریان‌های با $Fr < 0.8$ مدل تحلیلی، جواب‌های قابل قبولی را ارائه می‌کند و با افزایش عدد فرود، خطای مدل افزایش می‌یابد.

- رسوبهای ورودی از بالادست، پارامتری بسیار مؤثر در مدل است.

- تابع پنهان‌شدنگی ذرات در شبیه‌سازی بسترها غیریکنواخت مؤثر است.

- معادله انتقال بار بستر Meyer-Peter and Müller (1948)، قابلیت بیشتری را در مقایسه با سایر معادلات، در شبیه‌سازی بار انتقالی و روند تغییر آن نشان داده است.

- با افزایش رسوب ورودی از بالادست، شیب بستر افزایش می‌یابد.

	۲- فهرست علائم
a	مقدار ثابت
A	سطح مقطع جریان
b	مقدار ثابت
B	عرض رودخانه
Cs	غلاظت مواد معلق موجود در آب
d_{16}, d_{50}, d_{84}	قطر ذرهای که به ترتیب ۵۰، ۵۰ و ۸۴ درصد ذرات از آن کوچکتر است
$erfc()$	تابع خطای مکمل
f_i	کسر مربوط به گروه نام رسوبهای موجود در مواد اولیه بستر
G_s	چگالی نسبی ذرات رسوب
h	عمق جریان
k	ضریب بار بستر

Al-Khalif S. M. (1965). Study of open channels degradation and corresponding bed roughness, PhD Thesis, University of California.	$K(t)$	ضریب انتشار
Ashida K. and Michiue M. (1971), An investigation of the river bed degradation downstream of a dam, Proc. IAHR, 14th Congress, Paper C-30, Paris, August 29-September 3, 1971, pp. 245-255.	L	طول بازه رودخانه
Chin C.O., Melville B.W. and Raudkivi A.J., (1994). "Stream bed armouring", J. of Hydr. Eng., ASCE, Vol 120, No. 8, pp. 899-918.	L_a	ضخامت لایه فعال
de Vries M. (1965). Consideration about non-steady bed load transport in open channels, XI Congress, Int Assoc. of Hydraul. Eng. and Res. St. Petersburg, Russia.	p_i	کسر مربوط به کلاس آم رسوبات موجود در لایه فعال بستر
de Vries M. (1973). River Bed Variation-Accretion and Degradation, Publ. 107, Delft Hydraulic Lab. Delft, the Netherlands.	q	دبی در واحد عرض جریان
Einstein H. A. (1950). The Bed Load Function for Sediment Transportation in Open Channel Flows. Technical Bulletin no. 1026, U.S. Department of Agriculture, Washington, D.C.	q_b	بار بستر در واحد عرض
Jaramillo W. F. and Jain S. C. (1984). Accretion and degradation of alluvial channel beds, J. Hyd., ASCE, 110(8), pp. 1072-1085.	q_{cr}	دبی بحرانی جریان در آستانه حرکت
Hassan M., Egozi R. and Parker G. (2006). Experiments on the effect of hydrograph characteristics on vertical grain sorting in gravel bed rivers, Water Resources Research.	q_{bi}	بار بستر در واحد عرض گروه i م ذرات
Garde R. J. (2006). River Morphology, New Age International (P) Ltd, New Delhi.	q_{sl}	دبی رسوب ورودی از شاخه جانبی
Gill M. A. (1987). Nonlinear solution of accretion and degradation in channels, Journal of Hydraulic Research, 25(5), pp. 537-547.	Q	دبی جریان
Graf W. H. (1998). Fluvial Hydraulics, John Wiley & Sons Ltd, New York.	Q_s	نرخ انتقال رسوب
Krishnappan B. G. (1985). Modeling of unsteady flows in alluvial streams. Journal of Hydraulic Engineering, ASCE 111(2), pp. 257-266.	r	ضریب تابع پنهان شدگی ذرات
Newton C. T. (1951). An experimental investigation of bed degradation in an open channel. Boston Society of Civil Engineers, Boston.	R	شعاع هیدرولیکی
Parker G., Hassan M. A. and Wilcock P. (2007). Adjustment of the bed surface size distribution of gravel-bed rivers in response to cycled hydrographs, Earth Surface Processes, Vol. 11, pp. 241-285	S	شیب بستر
Parker G. (2006). "Parker's Chapter 3 for ASCE Manual 54".	t	زمان
	U	سرعت جریان
	x	فاصله در جهت جریان
	z	تراز بستر
	λ	تخلخل بستر
	$\partial\lambda$	تخلخل اولیه بستر
	ε_i	تابع پنهان شدگی ذرات
	τ_{cr}	تنش برشی بحرانی بستر
	τ_i	تنش برشی بستر مربوط به گروه i -ام
	τ_{*i}	تنش برشی بی بعد مربوط به گروه i -ام
	τ_{*cr}	تنش برشی بحرانی بدون بعد

۳- تشکر و قدردانی

از شرکت مدیریت منابع آب به سبب تأمین بخشی از هزینه‌های این تحقیق تشکر و قدردانی می‌شود.

۴- منابع

Adachi S. and Nakatoh T. (1969). Changes of top-set bed in a silted reservoir, Proc. of 13th congress of IAHR, Tokyo (Japan), Vol. 5.1, 3.16, pp. 269-272.

Wong M. and Parker G. (2006). One-dimensional modeling of morphodynamic bed evolution in a gravel-bed river subject to a cycled flood hydrograph, JGR-Earth Surface.

Wong M. and Parker G (2006). Reanalysis and correction of bed-load relation of Meyer-Peter and Müller using their own database, Journal of Hydraulic Engineering ASCE, November 2006, PP. 1159-1168.

Yang C. T. (1996). Sediment Transport: Theory and Practice. McGraw-Hill.

Ribberink J. S. and Van Der Sande J. T. M. (1985). Aggradations in rivers due to overloading-analytical approaches, Journal of Hydraulic Research, 23: 3, pp. 273-283.

Sibben (1999). A theoretical analysis on armoring of river beds, Journal of Hydraulic Research, 37(3), pp. 313-326

Soni J. P., Garde G. J. and Raju K. G. (1980). Aggradation in streams due to overloading. J. Hyd. Division. ASCE, 106(1), pp. 117-32.

Tinney E. R. (1955). A study of the mechanics of degradation of a bed of uniform sediment in an open channel, PhD. Thesis, University of Minnesota.