

مقایسه معیارهای قطعی و غیرقطعی آغاز حرکت ذرات رسوب دانه‌ای در حوضچه‌های جزر و مدی

حنیفه ایمانیان^۱، مرتضی کلاهدوزان^{۲*}

۱- دانشجوی دکتری، دانشکده مهندسی عمران و محیط زیست، دانشگاه صنعتی امیرکبیر

۲- استادیار دانشکده مهندسی عمران و محیط زیست، دانشگاه صنعتی امیرکبیر

* تهران، خیابان حافظ، شماره ۴۲۴

mklhdzan@aut.ac.ir

چکیده- در این مقاله، نوعی مدل عددی دو بعدی افقی برای پیش‌بینی تغییرات ریخت‌شناسانه در حوضچه‌های جزر و مدی با در نظر گرفتن معیارهای مختلف آغاز حرکت ذرات رسوب، ارائه شده است. معادلات حاکم، شامل معادلات بقای جرم و مومنتم برای هیدرودینامیک، معادله انتقال جرم برای بار معلق و معادله بقای جرم برای تغییرات تراز بستر، با استفاده از روش تفاضل محدود در حالت ضمنی منقطع شده و با الگوریتم ADI حل شده است. مدل عددی دربرگیرنده سه معیار (Shields 1936)، Kolahdoozan (1999) و Zanke (2003) برای شروع حرکت ذرات است. علاوه بر روش قطعی، به علت آشفتگی جریان و طبیعت تصادفی مؤلفه‌های آن، فرایند انتقال رسوب با استفاده از روش غیرقطعی نیز محاسبه شده است. برای واسنجی مدل عددی، از مقادیر اندازه‌گیری شده تغییرات تراز بستر در یک بندرگاه استفاده شده است. نتایج محاسباتی با معیارهای مختلف آغاز حرکت ذرات، نشانگر آن است که در شروع حرکت ذرات رسوب در حوضچه‌های جزر و مدی، اثر پارامترهای حاصل از غیرماندگاری جریان، بر اثر پارامترهای حاصل از آشفتگی جریان غلبه دارد.

کلید واژگان: آغاز حرکت ذرات رسوب، مدل‌سازی عددی، انتقال رسوب، مدل‌سازی قطعی و غیرقطعی.

Shield (1936) می‌گذارد، پژوهشگران مختلفی مانند Delft Hydraulics (1972)، Gessler (1971)، White (1940)، Kolahdoozan (1999)، Graf and Paris (1977)، Aguirre-pe et al. (2003) و Hager and Oliveto (2002) معیارهای متفاوتی را برای آغاز حرکت ذرات رسوب

۱- مقدمه

یکی از اولین و مهمترین بخش‌های مدل‌سازی فرایند انتقال رسوب، معرفی شرایط بحرانی است که منجر به حرکت ذرات رسوب می‌شود. از آنجا که عوامل گوناگونی مانند آشفتگی جریان، غیرماندگاری جریان، اندازه، شکل و موقعیت ذرات رسوب بر فیزیک این پدیده تأثیر

1. Alternating Direction Implicit

از طرفی در جریان‌های غیرماندگار مانند جریان‌های جزر و مدی، نه تنها نیروهای وارد شده به ذرات ناشی از حرکت سیالات (مانند سرعت) اهمیت دارند، بلکه تغییرات زمانی آنها نیز دارای اهمیت است. به همین دلیل در معیار شروع به حرکت ذرات رسوب، این تغییرات نیز باید مد نظر قرار گیرد (Kolahdoozan, 1999).

در این مطالعات سعی شده معیارهای مختلف آغاز حرکت رسوب، با هر دو روش قطعی و غیرقطعی، در نوعی حوضچه جزر و مدی ایده‌آل، برای شناسایی این پدیده مهم که انتقال رسوب در این حوضچه‌ها را به شدت تحت تأثیر قرار می‌دهد - مقایسه شود. به همین منظور معیار معروف (1936) Shields برای آغاز حرکت ذرات رسوب، معیار (1999) Kolahdoozan مخصوص آغاز حرکت ذرات رسوب در جریان‌های غیرماندگار جزر و مدی و معیار (2003) Zanke که نقش نوسانهای پارامترهای جریان بر اثر آشفتگی را در نظر می‌گیرد، انتخاب شده است.

در ادامه بحث، معیارهای بالا شرح داده شده و پارامترهای مهم هر یک معرفی می‌شوند. سپس مدلی عددی با توجه به معیارهای مختلف شروع حرکت رسوبها، توسعه داده شده و نتایج به دست آمده از آن در شرایط مختلف هیدرولیکی، با اندازه‌گیریهای آزمایشگاهی موجود برای حوضچه‌های جزر و مدی مقایسه می‌شوند.

۲- آغاز حرکت ذرات رسوب

ذرات رسوب زمانی شروع به حرکت می‌کنند که تشخیصی جریان از مقدار بحرانی آن بیشتر شود یا نیروی لحظه‌ای جریان از نیروی مقاوم لحظه‌ای که ناشی از اصطکاک و وزن ذرات است، بیشتر شود (van Rijn, 1993).

معروف کرده‌اند. (van Rijn, 1993; Kolahdoozan, 1999; Hager and Oliveto, 2002; Aguirre-pe et al., 2003) از نظر بسیاری از محققان، آغاز حرکت ذرات رسوب پدیده‌ای قطعی^۱ و مشخص است و تنفس برشی متوسط در زمان، به عنوان معیاری برای شروع حرکت ذرات در نظر گرفته می‌شود. (Shields 1936) یکی از پیشگامان در این زمینه بود که با اندازه‌گیری میزان رسوبهای منتقل شده در مقادیر مختلف تنفس برشی و با روش برونویابی، تنفس برشی بحرانی را برای شرایطی که نرخ انتقال رسوب صفر باشد، معرفی کرد.

سپس پژوهشگران دیگری مانند (White 1940) Ippen and Verma (1953) Kalinske (1947) Shulits & Hilt (1965) Bogardi (1965) Lane (1953) (1986) Gessler (1971) و (1993) van Rijn و (1999) Kolahdoozan در زمانه شروع حرکت ذرات رسوب منتشر کردند.

در مقابل این دیدگاه، بعضی پژوهشگران مانند Rijn Pilotti and Cheng and Chiew (1993) (1999) Papanicolaou et al. (2002) Mendoni (2001) Zanke (2003) Kleinhans and van Rijn (2002) عقیده دارند که آغاز حرکت رسوبها، طبیعتی آماری دارد و نمی‌توان آن را مانند پدیده‌ای قطعی در نظر گرفت. بر طبق این نظریه، با توجه به نوسانهای پارامترهای جریان، تنشهای آشفتگی مسؤول حرکت اولیه ذرات رسوب هستند و این باید در هر نوع رابطه‌ای مد نظر قرار گیرد. به این منظور معمولاً پارامترهای هیدرودینامیکی لحظه‌ای را با توزیعهای آماری آنها جایگزین کرده و رابطه معیار آغاز حرکت ذرات با چشم‌پوشی از اثر متقابل مؤلفه‌های نوسانی، ساده‌سازی می‌شود (Papanicolaou et al., 2002).

1. Deterministic
2. Stochastic

از آنجا که هدف اصلی این مطالعه بررسی تغییرات بستر در حوضچه‌های جزر و مدی است، تغییرات زمانی پارامترها نیز باید مورد توجه قرار گیرد. بنابراین معیار دیگری در مدل عددی به کار گرفته شده که معیار کلامدوzan است که طبیعت غیر ماندگار جریان را با استفاده از قانون دوم نیوتون و تقسیم نیروی محرک به دو مؤلفه ماندگار و غیر ماندگار، در نظر گرفته است. بر اساس تحقیقات انجام شده پارامتر حرکت بحرانی به صورت رابطه (۲) تعریف می‌شود (Kolahdoozan, 1999):

$$\theta_{cr} = \frac{4}{3} \frac{g}{C^2 (L_1 C_D + L_3 C_L)} \left\{ - \left[- \frac{A_w}{\omega^2} \sin(\omega t + \phi) + u \frac{\partial u}{\partial x} \right] (L_3 \sin \psi + L_1 \cos \psi) + L_2 \right\} \quad (2)$$

که در آن C ضریب شزی، C_D, C_L به ترتیب ضرایب و لیفت و درگ، A_w دامنه موج جزر و مد، ω سرعت زاویه‌ای، t زمان، ψ تأخیر فاز، u سرعت متوسط در زمان، ϕ زاویه بین جهت نیرو و بستر مسطح، ψ زاویه استقرار ذرات رسوب و L_1, L_2, L_3 ضرایب معادله است. مطالعات سالهای اخیر نشان داده که طبیعت تصادفی ساختار آشفتگی نزدیک بستر، مسؤول حرکت ذرات رسوب است. معیار معرفی شده توسط زنک با تقسیم تنش برشی مؤثر به دو بخش متوسط در زمان و نوسانهای اضافی و جایگزینی نوسانها با توزیع احتمالی نرمال، اثر آشفتگی را در نظر گرفته است. در این حالت پارامتر حرکت بحرانی عبارت است از (Zanke, 2003):

$$\theta_{cr} = \frac{0.7 \operatorname{tg} \left(\frac{\phi}{1.5} \right) k}{\left(1 + 1.8 \frac{u'_{rms,b}}{u_b} \right)^2 \left(1 + 0.4 \left(1.8 \frac{u'_{rms,b}}{u_*} \right)^2 \operatorname{tg} \left(\frac{\phi}{1.5} \right) k \right)} \quad (3)$$

که در آن k اثر چسبندگی بین ذرات است:

نیروهای مقاوم، تعریف تنش برشی بحرانی شروع حرکت ذرات رسوب را پیچیده ساخته است؛ به گونه‌ای که هر یک از محققان به تعداد محدودی از پارامترهای مرتبط توجه کرده و در این راستا معیار خاصی را ارائه کرده‌اند. همان‌گونه که در مقدمه گفته شد، برای ارائه تخمینی مناسب از تغییرات تراز بستر در حوضچه جزر و مدی، سه معیار معروف آغاز حرکت انتخاب شده و در زیر مدل انتقال رسوب مدل عددی به کار گرفته شده است. در هنگام انتخاب معیارها سعی شده با توجه به هدف تحقیق که انتقال رسوب در آبهای جزر و مدی است- از هر دیدگاه شاخص در این زمینه، نمونه‌ای به عنوان معیار آورده شود.

یکی از اولین و پرکاربردترین معیارها، معیار شیلدز است که با فرض نرخ انتقال رسوب صفر در تنش برشی بحرانی به دست آمده است. حاصل این کار، منحنی شیلدز است که پس از تقسیم‌بندی به محدوده‌های مختلف، به صورت زیر نوشته می‌شود (van Rijn, 1993):

$$\begin{aligned} \theta_{cr} &= 0.24 D_*^{-1} & 1 < D_* \leq 4 \\ \theta_{cr} &= 0.14 D_*^{-0.64} & 4 < D_* \leq 10 \\ \theta_{cr} &= 0.04 D_*^{-0.1} & 10 < D_* \leq 20 \\ \theta_{cr} &= 0.013 D_*^{0.29} & 20 < D_* \leq 150 \\ \theta_{cr} &= 0.055 & 150 < D_* \end{aligned} \quad (1)$$

که در آن θ_{cr} پارامتر حرکت بحرانی (بدون بعد) و D_* قطر بدون بعد ذره است.

با وجود آنکه معیار شیلدز به طور گستردگی استفاده شده، تحقیقات پژوهشگرانی مانند Grass (1965), Gessler (1970), Delft Hydraulics (1972), Paintal (1971), Bathurst et al. (1982) نشان می‌دهد مقدار قابل توجهی از ذرات رسوب در تنشهای برشی بسیار کمتر از حد بحرانی معرفی شده توسط این معیار نیز حرکت می‌کند .((van Rijn, 1993), Bathurst et al., 1982)

امواج جزر و مدی، می‌توان توزیع فشار هیدرولیکی را در جهت عمودی هیدرولوستاتیک فرض کرد. بر طبق این فرض، شتاب عمودی جریان باید بسیار کمتر از شتاب ثقل باشد. از آنجا که می‌توان فرض کرد در خورها و مناطق ساحلی (حوضچه‌های جزر و مدی) سیال به خوبی همگن است، لذا چگالی آب در محدوده مورد نظر ثابت فرض می‌شود. با وارد کردن این فرضها، معادلات متوسط‌گیری شده در عمق بقای جرم و موسمیت برای آبهای کم عمق به صورت زیر نوشته می‌شود (Lin and

Falconer, 1997)

$$\frac{\partial \zeta}{\partial t} + \frac{\partial UH}{\partial x} + \frac{\partial VH}{\partial y} = 0 \quad (10)$$

$$\begin{aligned} \frac{\partial(UH)}{\partial x} + \frac{\partial}{\partial x}(\beta U^2 H) + \frac{\partial}{\partial y}(\beta UVH) = \\ fVH - gH \frac{\partial \zeta}{\partial x} + \frac{\tau_{xz_s}}{\rho} - \frac{\tau_{xz_b}}{\rho} + \bar{v}' H \left[\frac{\partial^2 U}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 U}{\partial y^2} \right] \end{aligned} \quad (11)$$

$$\begin{aligned} \frac{\partial(VH)}{\partial x} + \frac{\partial}{\partial x}(\beta UVH) + \frac{\partial}{\partial y}(\beta V^2 H) = -fUH - \\ gH \frac{\partial \zeta}{\partial y} + \frac{\tau_{yz_s}}{\rho} - \frac{\tau_{yz_b}}{\rho} + \bar{v}' H \left[\frac{\partial^2 V}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 V}{\partial y^2} \right] \end{aligned} \quad (12)$$

که در آن t زمان، V, U مؤلفه‌های سرعت متوسط در عمق به ترتیب در جهت‌های x و y ، ζ تراز سطح آب، H عمق آب، P فشار، ρ چگالی آب، f ضریب کوریولیس، g شتاب جاذبه و τ_{yz}, τ_{xz} مؤلفه‌های تانسور تنش به ترتیب در صفحه‌های $z-x$ و $y-z$ است.

۳-۲-۳- معادلات انتقال رسوب

در مدل انتقال رسوب زیر، هر دو نوع انتقال بار معلق و بار بستر در نظر گرفته شده است. برای تخمین چگالی رسوبهای معلق در خورها و آبهای ساحلی، معمولاً از

$$k = 1 + \frac{3 \times 10^{-18} (kg/m)}{(\rho_s - \rho)d^2}$$

و سایر نسبتها موجود در معادله به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$\frac{u'_{rms,b}}{u_b} = \frac{u'_{rms,b}/u_*}{u_b/u_*} \quad (4)$$

$$\frac{u'_{rms,b}}{u_*} = 0.31 k_s^+ e^{-0.1 k_s^+} + 1.8 e^{-0.88 \frac{d}{H}} \left(1 - e^{-0.1 k_s^+} \right) \quad (5)$$

$$\frac{u_b}{u_*} = 0.8 + 0.9 \frac{u_{k_s}}{u_*} \quad (6)$$

$$\frac{u_{k_s}}{u_*} = \left[\frac{e^{-0.08 k_s^+}}{k_s^{+2}} + \frac{1 - e^{-0.08 k_s^+}}{B^2} \right]^{-0.5} \quad (7)$$

$$B = 2.5 \ln \left[\frac{1}{0.033 + \frac{0.11}{k_s^+}} \right] \quad (8)$$

$$k_s^+ = \frac{u_* k_s}{\nu} \quad (9)$$

که در آن d قطر ذرات رسوب، H عمق آب، u'_{rms} انحراف معیار توزیع سرعت، u_b سرعت متوسط در زمان در بستر، u_* سرعت برشی برابر $\frac{\sqrt{g} u}{c'}$ ، \bar{u} سرعت متوسط در عمق جریان، c' ضریب شزی دانه‌ای k_s ، $18 \log \left(\frac{12h}{3D_{90}} \right)$ ارتفاع زبری بستر، u_{k_s} سرعت در فاصله زبری معادل بستر و V لزجت سینماتیک است.

۳- مدل‌سازی ریاضی و شبیه‌سازی عددی

۳-۱-۱- معادلات هیدرودینامیک

معادلات حاکم برای توصیف توزیع سرعت در خورها و آبهای ساحلی معمولاً بر پایه معادلات سه بعدی رینولدز در جریانهای آشفته، غیر ماندگار و تراکم ناپذیر استوار است. در مدل‌های دو بعدی افقی برای آبهای کم عمق و

که در آن S_b بار بستر، T مرتبه انتقال برابر $\frac{\sqrt{g\bar{u}}}{c'}$ ، \bar{u} سرعت متوسط برآمدگی برابر $\frac{u_*^2 - u_{*cr}^2}{u_{*cr}^2}$ ، c' ضریب شزی دانه‌ای برابر متوسط در عمق جریان، D_* قطر بدون بعد ذره برابر $18 \log\left(\frac{12H}{3d_{90}}\right)$ و $d_{50} = \sqrt{(s-1)gd_{50}\theta_{cr}}$ چگالی نسبی ذرات است.

۲-۱-۲-۳ روش غیرقطعی

به طور کلی از آنجا که روش‌های غیرقطعی محاسبه بار بستر، به طبیعت تصادفی آشتفتگی در نیروهای وارد بر ذرات از طرف جریان توجه دارند، از روش‌های قطعی به واقعیت نزدیکترند (Kolahdoozan, 1999). با فرض توزیع نرمال برایتابع چگالی احتمال تنش برآمدگی ذره رسوب (شکل ۱) (Kleinhans and van Rijn, 2002) (Lin and Falconer, 1999)، نوعی تخمینگر غیرقطعی را برای بار بستر پیشنهاد کردند:

$$P_{\tau'_j} = \Delta\tau' \frac{1}{\sqrt{2\pi}\sigma_{\tau'}} \exp\left[-\frac{1}{2}\left(\frac{\tau'_j - \bar{\tau}'}{\sigma_{\tau'}}\right)^2\right] \quad (15)$$

معادله انتقال-انتشار استفاده می‌شود. معادله انتقال-انتشار متوسط‌گیری شده در عمق را می‌توان به صورت زیر نوشت (Kolahdoozan, 1999):

$$\begin{aligned} \frac{\partial S}{\partial t} + \frac{\partial(HUS)}{\partial x} + \frac{\partial(HVS)}{\partial y} = \\ \frac{\partial}{\partial x}\left(H(\varepsilon_{s,x} + \varepsilon_{D,x})\frac{\partial S}{\partial x}\right) + \frac{\partial}{\partial y}\left(H(\varepsilon_{s,y} + \varepsilon_{D,y})\frac{\partial S}{\partial y}\right) + E \end{aligned} \quad (13)$$

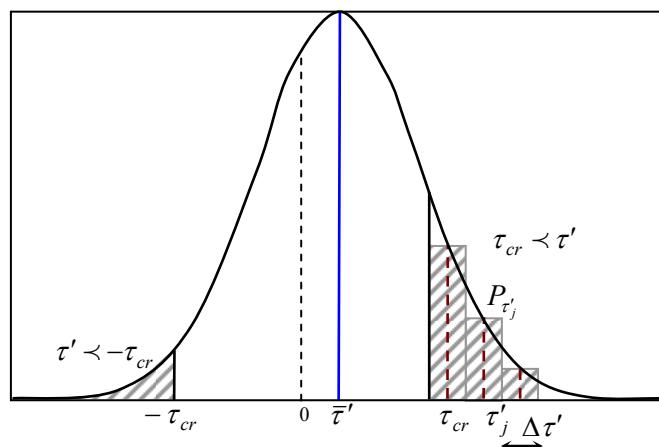
که در آن S غาصل متوسط در عمق رسوبها و $\varepsilon_x, \varepsilon_y$ ضرایب اختلاط رسوب به ترتیب در جهات x و y است.

۲-۱-۲-۳ معادلات بار بستر

۲-۱-۱-۱ روش قطعی

از میان روابط ارائه شده برای محاسبه بار بستر، رابطه van Rijn (1984) که تابعی از شرایط جریان و خصوصیات رسوب است (Kleinhans and van Rijn, 2002)، در حوضچه‌های جزر و مدی با موفقیت به کار برده شده است (Lin and Falconer, 1999), (Kolahdoozan, 1999). 1997

$$S_b = 0.1\sqrt{(s-1)g} \cdot d_{50}^{1.5} D_*^{-0.3} T^{1.5} \quad (14)$$



شکل ۱ توزیع آماری نرمال

که در آن $\varepsilon_{s,y}, \varepsilon_{s,x}$ ضرائب اختلاط رسوب به صورت ثابت در افق بوده و با استفاده از پیشنهاد Rutherford (1994) به صورت زیر با لزجت گردابه ای مرتبط شده است (Kolahdoozan, 1999).

$$\varepsilon_s = \beta' \varphi' v_t \quad (22)$$

که در آن β' نشانگر تفاوت انتشار ناشی از آشفتگی ذرات سیال و ذرات رسوب، φ' اثر رسوبها بر ساختار آشفته جریان و v_t لزجت گردابه ای است.

۴-۳- روش حل عددی

برای هر دو بخش هیدرودینامیک و انتقال رسوب از مدل Falconer (1976) که DIVAST که پیشنهاد کرده و Lin and Falconer (1997) توسعه داده اند، استفاده شده است. در بخش هیدرودینامیک، معادلات پیوستگی و مومنتم متوسط گیری شده در عمق حل می شود تا تراز سطح آب و میدان سرعت در محدوده محاسباتی مشخص گردد. برای حل مجموعه معادلات جبری به دست آمده از روش تفاضل محدود ADI استفاده شده است.

از آنجا که دقت تخمین شار رسوبها برای تخمین تغییرات تراز بستر اهمیت دارد، بهتر است از روشی با دقت بالا برای حل معادلات انتقال رسوب استفاده شود. از آنجا که در خورها و آبهای ساحلی جملات انتقال (با مرتبه Δx^{-1}) بر جملات انتشار (با مرتبه Δx^{-2}) غالب هستند، بهویژه برای این بخش از معادله، مهم است که از روش دقیق تری برای گسسته سازی معادله انتقال- انتشار استفاده شود. بر پایه مطالعات انجام شده توسط Cahyono (1992) روش ULTIMATE که اولین بار از سوی Leonard (1991) پیشنهاد شد، گرینه مناسبی به نظر می رسد. Lin and Falconer (1997) در مطالعه ای که برای

که در آن τ' تنش برشی دانه ای بستر در بازه Δz ، σ میانگین تنش برشی بستر، $P_{\tau'}$ انحراف معیار تنش برشی و $P_{\tau'}$ احتمال آماری در بازه Δz است.

در نتیجه بار بستر را می توان با انتگرالگیری رویتابع چگالی احتمال در محدوده $|\tau'_{cr}| > |\tau'_{j}|$ به دست آورد (شکل ۱). این انتگرال به شکل زیر نوشته می شود:

$$\Phi = \int_{-\infty}^{-\tau_{cr}} T_j^{1.5} P_{\tau_j} d\tau_j + \int_{\tau_{cr}}^{+\infty} T_j^{1.5} P_{\tau_j} d\tau_j \quad (16)$$

$$T_j = \frac{\tau'_j - \tau_{cr}}{\tau_{cr}} \quad (17)$$

که در آن T_j مرتبه انتقال در بازه Δz است.

در نتیجه تخمینگر بار بستر غیرقطعی به دست می آید:

$$S_b = 0.1 \sqrt{(s-1)g} D_{50}^{1.5} D_*^{-0.3} \Phi \quad (18)$$

۳-۳- معادلات تغییرات تراز بستر

از نظر ریاضی، تغییرات تراز بستر را می توان با معادله تعادل جرمی شارهای رسوبی توصیف کرد. با فرض حجم کترلی در جهت عمودی (ستون آب) در محدوده محاسباتی دو بعدی، معادله متوسط در عمق تعادل جرمی رسوبها به صورت زیر نوشته می شود (Kolahdoozan, 1999)

$$\frac{\partial z_b}{\partial x} + \frac{1}{1-p} \left\{ \frac{\partial}{\partial t} (hS) + \frac{\partial}{\partial x} (S_{t,x}) + \frac{\partial}{\partial y} (S_{t,y}) \right\} = 0 \quad (19)$$

که در آن z_b تراز بستر بالای خط مينا، p تخلخل مصالح بستر، S غلظت متوسط رسوبها در عمق، S_t انتقال کلی برابر S_b ، S_s بار بستر، $S_s + S_b$ بار معلق متوسط در عمق که برابر است با:

$$S_{s,x} = \int_a^h \left(us - \varepsilon_{s,x} \frac{\partial s}{\partial x} \right) dz \quad (20)$$

$$S_{s,y} = \int_a^h \left(vs - \varepsilon_{s,y} \frac{\partial s}{\partial y} \right) dz \quad (21)$$

۴- مدل سازی فیزیکی

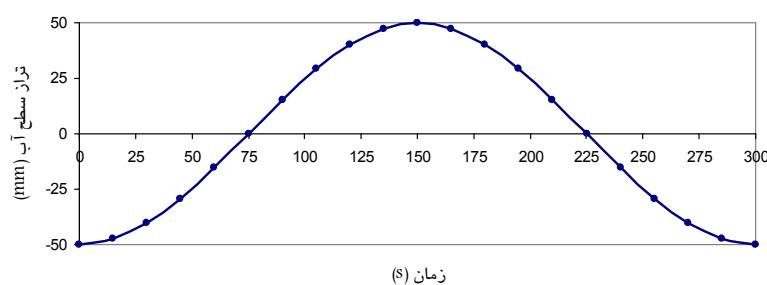
برای واسنجی مدل عددی، آزمایشی تجربی در حوضچه جزر و مدی آزمایشگاهی در دانشگاه برادفورد انگلستان انجام شده است (Falconer and Chapman, 1996). این مدل آزمایشگاهی برای مطالعه جریانهای جزر و مدی در بندرگاه ساخته شده است.

مشخصات موجی که به عنوان نماینده جزر و مد دریا انتخاب شده، در شکل ۲ مشاهده می‌شود. دوره تناوب این موج 300 ثانیه و دامنه آن 100 میلی‌متر بوده و هر سیکل دارای تأخیر فاز $1/5\pi$ است.

سطح بستر بندرگاه با مصالح یکنواخت غیر چسبنده با مشخصات شکل ۳ پوشیده شده (که در آن $D_{16} = 0/165$ ، $D_{50} = 0/221$ ، $D_{84} = 0/267$ و $D_{90} = 0/290$ همگی بر حسب میلی‌متر است) و تغییرات تراز بستر داخل بندرگاه پس از 24 دوره جزر و مدی، اندازه‌گیری شده است (Kolahdoozan, 1999).

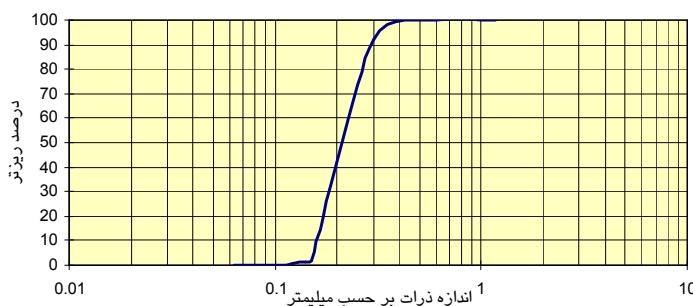
شکل ۴ برای نمونه تغییرات تراز بستر در نتیجه اعمال جزر و مد در مدل آزمایشگاهی را نشان می‌دهد. همان‌گونه که در این شکل مشاهده می‌شود، بیشتر تغییرات بستر در طول خط میانی ورودی بندرگاه جایی که در اثر کم شدن عرض ورودی، جریان با سرعت زیادی به بندرگاه وارد می‌شود- رخ می‌دهد.

مدلسازی خور به صورت دو بعدی متوسط در عمق انجام دادند، هر دو شیوه splitting و non-splitting را برای روش QUICKEST مرتبه سوم به صورت ترکیب با ULTIMATE برای تخمین شار رسوبی به کار برند (Lin and Falconer, 1997), (Kolahdoozan et al., 1998) این مطالعات روش QUICKEST برای گسته‌سازی جملات انتقال در بخش انتقال رسوب مدل به کار گرفته شد. در ادامه مدل تراز بستر، معادله تعادل جرمی متوسط در عمق با روش تفاضل محدود ADI حل شده است. در محدوده محاسباتی دو بعدی، برای محاسبه شار متوسط رسوبهای معلق در عمق، از شار رسوبی روی کل عمق آب انگرال‌گیری شده است (Kolahdoozan, 1999), (Kolahdoozan et al., 1998) حل این سه دسته معادلات به صورت ناهمزمان^۱، تخمین تغییرات ریخت‌شناسانه در حوضچه‌های جزر و مدی را به دست می‌دهد. در این تحقیق، مدل عددی مذکور به گونه‌ای توسعه داده شده که معیارهای مختلف شروع حرکت ذرات رسوب مذکور در بخش ۲-۲ را شامل باشد. هر یک از معیارها به صورت تنش برشی بحرانی شروع حرکت ذرات، در بخش محاسبه بار بستر و بار معلق زیر مدل انتقال رسوب وارد می‌شوند و محاسبات تراز بستر با توجه به انتقال بارهای به دست آمده انجام می‌شود.

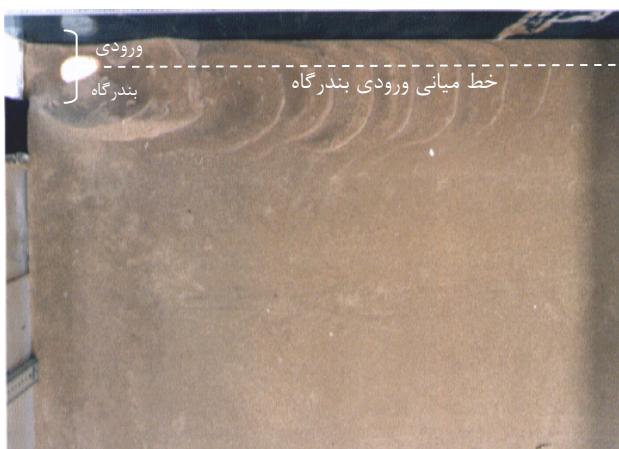


شکل ۲ موج جزر و مدی سینوسی

1. Uncoupled



شکل ۳ منحنی توزیع دانه‌بندی رسوب بستر



شکل ۴ نمونه تغییرات تراز بستر در خط میانی ورودی بندرگاه در مدل آزمایشگاهی

داشت. عرض ورودی بندرگاه برابر ۶۰ میلی‌متر فرض

شده است.

برای توسعه مدل عددی موجود، سه معیار آغاز حرکت ذرات رسوب که در بخش ۲ به آنها اشاره شد، بر اساس دو روش محاسبه بار بستر به صورت قطعی و غیرقطعی، در مدل به کار گرفته شده است. گزینه های مختلف مدل‌سازی در جدول ۱ خلاصه شده است. هدف، پیش‌بینی هر چه دقیق‌تر تغییرات تراز بستر در مسأله ذکر شده است.

مدل عددی با هر یک از معیارهای فوق در شرایط هیدرولیکی مختلف اجرا شده و چون تغییرات بستر حوضچه پس از ۲۴ دوره جزر و مدی حالت ثابتی به

۵- واسنجی مدل

برای واسنجی هر مدل عددی، لازم است نتایج محاسبات مدل با اندازه‌گیریهای معتبر آزمایشگاهی مقایسه شود. نتایج آزمایشگاهی در نظر گرفته شده برای این تحقیق، شبیه‌سازی جریان جزر و مدی در حوضچه‌ای مربعی شکل است که جریان غیر ماندگار جزر و مدی، انتقال رسوبها و تغییرات تراز بستر در آن مورد توجه قرار گرفته است. شکل حوضچه، خصوصیات موج جزر و مدی و مشخصات رسوب در بخش ۴ ارائه شده است.

محدوده محاسباتی شامل مربعی به ابعاد $1/74 \times 1/74$ متر است که با شبکه‌های 30×30 میلی‌متر پوشیده شده و در نتیجه در مدل‌سازی 57×57 سلول محاسباتی خواهیم

آب حوضچه (زیر موج جزر و مد) برابر ۶۰ و ۸۰ میلی متر در نظر گرفته شده، به ترتیب در شکل های ۵ و ۶ ارائه شده است.

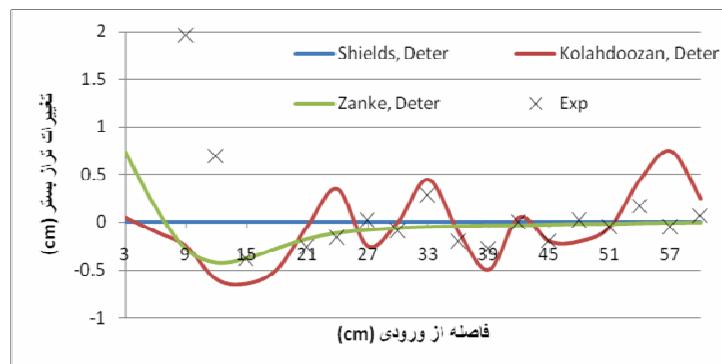
در شکل ۵ معیار شیلدز هیچگونه تغییراتی را در بستر حوضچه نشان نمی دهد. معیار کلاهدوزان به جز در ورودی بندرگاه که بیشتر فرسایش در آنجا رخ می دهد، در سایر نقاط می تواند تا حدودی فرسایش و رسوبگذاری متناوب را به خوبی پیش بینی کند. معیار زنک با آنکه توانایی پیش بینی اولین فرسایش و رسوبگذاری را دارد، در پیش بینی ادامه تغییرات تراز بستر ناتوان است و نمی تواند شکلهایی به وجود آمده برای بستر در حوضچه را پیش بینی کند. در شکل ۶، معیار شیلدز مانند حالت قبل هیچ تغییری را در بستر نشان نمی دهد.

خود می گیرد (Kolahdoozan, 1999)، پس از گذشت این مدت زمان، نتایج در خط میانی ورودی بندرگاه که در شکل ۴ نشان داده شده، با اطلاعات آزمایشگاهی مقایسه شده است.

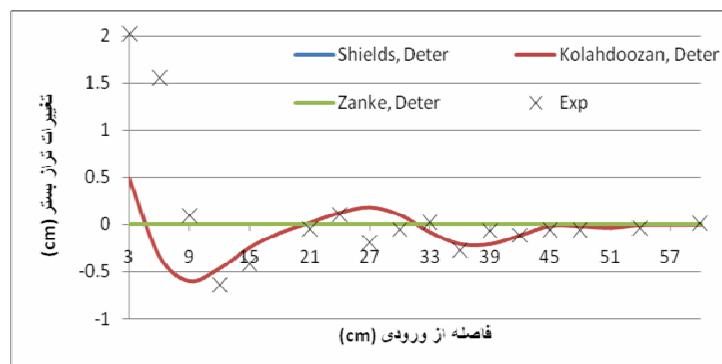
جدول ۱ گزینه های مختلف مدل سازی عددی

معیار آغاز حرکت	Shields	Kolahdoozan	Zanke
روش محاسبه بار بستر			
قطعی	۱	۲	۳
غیرقطعی	۴	۵	۶

نتایج حاصل از کاربرد معیارهای مختلف شروع حرکت ذرات رسوب با روش محاسبه بار بستر قطعی و مقایسه با اندازه گیریهای آزمایشگاهی، هنگامی که حداقل تراز سطح



شکل ۵ تغییرات تراز بستر به روش قطعی با حداقل عمق آب ۶۰ میلی متر



شکل ۶ تغییرات تراز بستر به روش قطعی با حداقل عمق آب ۸۰ میلی متر

سپس رسوبگذاری را در ابتدا پیش‌بینی کرده و در ادامه بستر را بدون تغییر نشان می‌دهند. معیار کلاهدوزان علاوه بر فرسایش و رسوبگذاری ابتدایی، تغییرات دیگری را نیز در طول بندرگاه پیش‌بینی می‌کند.

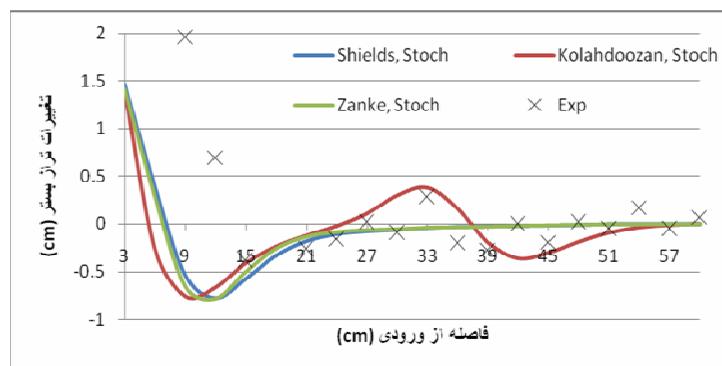
در شکل ۸ معیارهای شیلدز و زنک موفق به پیش‌بینی فرسایش یا رسوبگذاری در بستر نشده‌اند و فقط معیار کلاهدوزان تغییرات تراز بستر ناشی از جریان جزر و مدی را نشان می‌دهد.

در مجموع با کاربرد معیار کلاهدوزان، دقت پیش‌بینی پروفیل بستر از سطح صفر (با معیار شیلدز) تا سطحی که بتواند نوسانهای تراز بستر را تخمین بزند، بهبود یافته است.

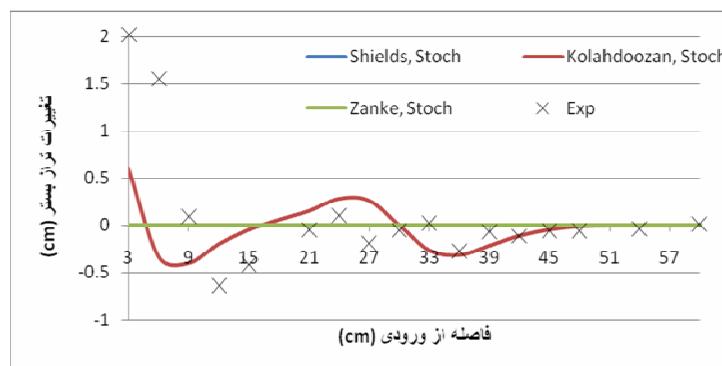
معیار زنک نیز به خلاف حالت قبل، احتمالاً به علت افزایش عمق و در نتیجه ضعیف شدن جریان و پارامترهای آشفتگی، نمی‌تواند تغییرات تراز بستر را نشان دهد، اما معیار کلاهدوزان تا حدودی در پیش‌بینی تغییرات تراز بستر به صورت متناوب موفق است.

محاسبات مشابه، این بار با استفاده از معیارهای مختلف شروع حرکت ذرات رسوب و روش محاسبه بار بستر غیرقطعی در دو حالت حداقل تراز سطح آب حوضچه برابر ۶۰ و ۸۰ میلی‌متر انجام شده و نتایج مقایسه با اندازه‌گیریهای آزمایشگاهی، به ترتیب در شکل‌های ۷ و ۸ ارائه شده است.

در شکل ۷ معیار شیلدز و معیار زنک تغییرات مشابهی را نشان می‌دهند؛ به این صورت که هر دو یک فرسایش و



شکل ۷ تغییرات تراز بستر به روش غیرقطعی با حداقل عمق آب ۶۰ میلی‌متر



شکل ۸ تغییرات تراز بستر به روش غیرقطعی با حداقل عمق آب ۸۰ میلی‌متر

نتایج ارائه شده در جدول ۲ نشان می‌دهد که با هر دو رابطه بررسی خطا، متوسط خطای گزینه‌های ۴ تا ۶ -که مربوط به روش محاسبه غیرقطعی بار بستر است- نسبت به متوسط خطای گزینه‌های ۱ تا ۳ -که به روش محاسبه قطعی بار بستر مربوط می‌شود- مقدار کمتری را نشان می‌دهد که این به معنای برتری روش غیرقطعی بر روش قطعی است. همچنین متوسط خطای گزینه‌های ۲ و ۵ -که مربوط به معیار آغاز حرکت کلاهدوزان است- نسبت به متوسط خطای سایر گزینه‌ها -که به معیارهای شیلدز و زنک مربوط است- کمتر بوده و این نشانگر برتری معیار کلاهدوزان بر سایر معیارها است.

۶- نتیجه‌گیری

با توجه به گوناگونی پارامترهای مؤثر در پدیده آغاز حرکت ذرات رسوب، معیارهای گوناگونی توسط پژوهشگران مختلف پیشنهاد شده که هر یک به طور مشخص بر بعضی از خصوصیات جریان و رسوب تمرکز دارد. در این تحقیق، کاربرد معیارهای معروفی شده برای حوضچه‌های جزر و مدلی ساحلی -که بیشتر دارای جریان آشفته و همچنین غیرماندگار است- با محاسبه بار بستر به دو روش قطعی و غیرقطعی، از طریق مدلی عددی بررسی شده است. اعمال معیارهای مختلف شروع حرکت ذرات رسوب با دو روش محاسبه بار بستر و مقایسه نتایج محاسباتی با مقادیر اندازه‌گیری شده آزمایشگاهی، نشان داده که معیار کلاهدوزان -که تأثیر نیروهای ناشی از غیرماندگار بودن جریان را در نظر می‌گیرد- بهتر از معیار زنک -که اثر پارامترهای مربوط به آشفتگی جریان را در نظر می‌گیرد- تغییرات تراز بستر و انتقال رسوب را در حوضچه جزر و مدلی پیش‌بینی می‌کند.

اگر چه این رابطه، سطح پیش‌بینی را به میزان قابل توجهی افزایش داده، اما هنوز تفاوت‌های بین پیش‌بینی مدل عددی و فیزیکی وجود دارد که نیازمند تحقیقات بیشتری در زمینه روش‌های به کار رفته در مدل‌سازی عددی می‌باشد.

مقایسه نتایج مدل عددی و داده‌های آزمایشگاهی شکل‌های ۵ تا ۸ نشان می‌دهد که تغییرات تراز بستر محاسبه شده توسط معیار آغاز حرکت کلاهدوزان، در مقیاس حوضچه جزر و مدلی حاضر، واقعی‌تر از دو معیار دیگر بوده است. همچنین با مشاهده نتایج به دست آمده از کاربرد معیار کلاهدوزان با دو روش محاسبه بار بستر قطعی و غیرقطعی، می‌توان نتیجه گرفت که روش غیرقطعی نتایج دقیق‌تر و پایدارتری را نسبت به روش قطعی ارائه می‌دهد.

به منظور بررسی بهتر دقت نتایج مدل‌سازی با معیارهای مختلف، از پارامترهای آماری جذر میانگین مربع خطاهای^۱ و ضریب پراکندگی^۲ برای مقایسه استفاده شده است (تائیبی و همکاران، ۱۳۸۴):

شاخص RMSE یکی از مشخصه‌های پراکندگی بوده و واحد آن با واحد متغیر (در اینجا سانتی‌متر) یکسان است. ضریب SI معرف پراکندگی متغیر به صورت مطلق بوده و بدون واحد است.

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum(x_{calc} - x_{obs})^2}{n}} \quad (۲۲)$$

$$SI = \sqrt{\frac{\sum((x_{calc} - \bar{x}_{calc}) - (x_{obs} - \bar{x}_{obs}))^2}{n}} / \bar{x}_{obs} \quad (۲۳)$$

که در آن x_{obs} مقدار مشاهده شده و x_{calc} مقدار محاسبه شده توسط مدل عددی است.

1. RMSE
2. SI

جدول ۲ خطای گزینه‌های مختلف مدل‌سازی (بر طبق جدول ۱)

گزینه مدل‌سازی	۱	۲	۳	۴	۵	۶
پارامتر محاسبه خطأ						
RMSE	۰/۵۹۴	۰/۵۸۴	۰/۵۸۸	۰/۵۸۹	۰/۵۷۹	۰/۵۸۸
SI	۵/۹۶	۵/۹۹	۵/۸۲	۵/۸۲	۵/۷۳	۵/۸۳

s	چگالی نسبی ذرات
\bar{s}	غلظت متوسط رسوبها در عمق
S_s	متوسط بار معلق در عمق
S_b	بار بستر
S_t	انتقال کلی
t	زمان
T	مرتبه انتقال
u	سرعت متوسط در زمان
u_b	سرعت متوسط در زمان در بستر
u_*	سرعت برشی
u_{k_s}	سرعت در فاصله زبری معادل بستر
\bar{u}	سرعت متوسط در عمق جریان
u'_{rms}	انحراف معیار توزیع سرعت
V, U	متوسط مؤلفه‌های سرعت در عمق
z_b	تراز بستر بالای خط مبنا
ϵ_y, ϵ_x	ضرایب اختلالات رسوب
ζ	تراز سطح آب
θ_{cr}	پارامتر حرکت بحرانی
v	لرجت سینماتیکی
ρ	چگالی آب
$\sigma_{\bar{\tau}}$	انحراف معیار تنش برشی
$\bar{\tau}'$	میانگین تنش برشی بستر
τ'_j	تنش برشی دانه‌ای بستر در بازه Δz
τ_{yz}, τ_{xz}	مؤلفه‌های تانسور تنش
ω	سرعت زاویه‌ای
ϕ	زاویه استقرار ذرات رسوب
ψ	زاویه بین جهت نیرو و بستر مسطح

همچنین معیار کلاهدوزان با هر دو روش قطعی و غیرقطعی عملکرد مناسبی داشته، اگرچه روش غیرقطعی نتایج دقیق‌تر و پایدارتری را در مقایسه با روش قطعی ارائه داده است. با مقایسه نتایج مدل‌سازی عددی و داده‌های آزمایشگاهی، می‌توان نتیجه‌گیری کرد که در شرایط گفته شده در این مطالعات، پدیده هیدرودینامیکی که انتقال رسوب و به تبع آن تغییرات تراز بستر را تحت تأثیر قرار می‌دهد، اثر مؤلفه غیر ماندگار نیروی جزر و مد بر ذرات رسوب بستر است.

۷- فهرست علائم

A_w	دامنه موج جزر و مد
c'	ضریب شزی دانه‌ای
C	ضریب شزی
C_D, C_L	ضرایب درگ و لیفت
d	قطر ذرات رسوب
D_*	قطر بدون بعد ذره
f	ضریب کوریولیس
g	شتاب جاذبه
H	عمق آب
k	اثر چسبندگی بین ذرات
k_s	ارتفاع زیری بستر
L_1, L_2, L_3	ضرایب معادله
p	تخلخل مصالح بستر
P	فشار
$P_{\tau'_j}$	احتمال آماری در بازه Δz

-۸- منابع

- Kolahdoozan, M. (1999). "Numerical modelling of geomorphological processes in estuarine waters", Ph.D. Thesis, Department of Civil and Environmental Engineering, University of Bradford, Bradford, UK.
- Kolahdoozan, M., Falconer, R.A. and Chen, Y. (1998). "Geomorphological modelling of coastal waters", Proceeding of the 26th International Conference of Coastal Engineering, Copenhagen, Denmark.
- Lin, B., and Falconer, R.A. (1997). "Tidal flow and transport modelling using ultimate QUICKEST scheme", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 123, No. 4, pp. 303-314.
- Papanicolaou, A.N., Diplas, P., Evaggelopoulos, N. and Fotopoulos, S. (2002). "Stochastic incipient motion criterion for spheres under various bed packing condition", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 128, No. 4, pp. 369-380.
- Pilotti, M. and Menduni, G. (2001). "Beginning of sediment transport of incoherent grains in shallow shear flows", Journal of Hydraulic Research (IHAR), Vol. 39, No. 2, pp. 115-124.
- van Rijn, L.C. (1993). "Principles of sediment transport in rivers, estuaries and coastal seas", Aqua Publishing, Amsterdam, The Netherlands.
- Zanke, U.C.E. (2003). "On the influence of turbulence on the initiation of sediment motion", International Journal of Sediment Research, Vol. 18, No. 1, pp. 17-31.
- تائیبی، س.، گلشنی، ع. و چگینی، و. (۱۳۸۴). «پروژه مدلسازی امواج دریاهای ایران (خليج فارس و دریای عمان)»، سازمان بنادر و کشتیرانی و مرکز ملی آقیانوس شناسی.
- Aguirre-Pe, J., Olivero, M.L. and Moncada, A.T. (2003). "Particle densimetric Froude number for estimating sediment transport", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 129, No. 6, pp. 428-437.
- Bathurst, J.C., Graf, W.H. and Cao, H.H. (1983). "Initiation of sediment transport in steep channels with coarse bed material", Mechanics of Sediment Transport, A.A.Balkema Publication, The Netherlands.
- Cheng, N.S. and Chiew, Y.M. (1999). "Analysis of initiation of sediment suspension from bed load", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 125, No. 8, pp. 855-861.
- Falconer, R.A. and Chapman, B.C. (1996). "Design and operation of a laboratory tidal basin for model harbour studies", Dock and Harbour Authority, Vol. 746, No. 864, pp. 175-179.
- Hager, W.H., and Oliveto, G. (2002). "Shields' entrainment criterion in bridge hydraulic", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 128, No. 5, pp. 538-542.
- Kleinhans, M.G. and van Rijn, L.C. (2002). "Stochastic prediction of sediment transport in sand-gravel bed rivers", Journal of Hydraulic Engineering (ASCE), Vol. 128, No. 4, pp. 412-425.