

شبیهسازی عددی دو بعدی معادلات انتقال رسوب با استفاده از روش بدون شبکه گالرکین

علی رحمانی فیروزجائی* و مصطفی صاحبدل دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی نوشیروانی بابل، بابل

(دریافت مقاله: ۱۳۹۴/۱۲/۱۳ – دریافت نسخه نهایی: ۱۳۹۶/۰۲/۱۸)

چکیده– در این پژوهش، روش عددی بدون شبکه گالرکین برای شبیهسازی معادلات انتقال رسوب بستر در حالت دو بعدی به کار گرفته شد. ایس روش که یکی از روشهای بدون شبکه است، با استفاده از توزیع دلخواه گرهها در دامنه محاسباتی به گسستهسازی مکانی مسئله می پردازد و در ایس روش، نیازی به شبکه، المان و یا هرگونه اطلاعات ارتباط بین گرهای نیست. بخش هیدرودینامیک معادلات انتقال رسوب توسط معادلات دو بعدی آبهای کم عمق مدل شده و معادله اکسنر پیوستگی رسوب را توصیف می کند. در انتها به حل مثالهای مرجع جهت بررسی صحت کارایی روش مورد استفاده پرداخته شد و نتایج حاصل با تحقیقات سابق انجام شده مقایسه شد.

واژههای کلیدی: روشهای عددی، روش بدون شبکه گالرکین، معادلات آبهای کمعمق، روابط تجربی معادلات رسوب.

Numerical Simulation of 2D Sediment Transport Equations via Element Free Galerkin

A. Rahmani Firoozjaee* and M. Sahebdel

Department of Civil Engineering, Babol Noshirvani University of Technology, Babol, Iran

Abstract: In this research, the element free Galerkin is implemented to simulate the bed-load sediment transport equations in two dimensions. In this method, which is a meshless method, the computational domain is discretized by a set of arbitrarily scattered nodes and there is no need to use meshes, elements or any other connectivity information in nodes. The hydrodynamical part of sediment transport equations is modeled using 2D shallow water equations; and the Exner equation describes the sediment continuity. Eventually, to appraise the ability of considered method, several benchmark examples are solved and then, the obtained results are compared with previously published works

Keywords: Numerical methods, Element free Galerkin, Shallow water equations, Empirical relations of sediment transport.

* : مسئول مكاتبات، پست الكترونيكي: rahmani@nit.ac.ir

هرست علائم	ŝ	6
------------	---	---

دبی در واحد عرض جریان	\boldsymbol{q}_{x} , \boldsymbol{q}_{y}	پارامتر اندرکنش رسوب و سیال	Ag
زمان	t	ماتریس های ضرایب	$A_i(W), i = 1, r$
مؤلفههای سرعت جریان در جهات X وY	u,v	بردار نيروها	F
بردار متغیرهای پایستار	W	شتاب ثقل	g
مقدار مشخص شرط مرزي دريشله	$\overline{\mathbf{W}}$	عمق جريان	h
توپوگرافی بستر	Z	ماتریس سختی	К
ماتريس توابع شكل	$\Phi(x)$	تعداد نقاط گرهای	Ν
ضريب جريمه	α	مرتبه توابع پايه	m
گام زمانی	Δt	تخلخل رسوب	p.
منحنی مرزی دارای شرط مرزی دریشله	Γ,	دبي انتقال رسوب بستر	$Q_{\rm l}$, $Q_{\rm r}$

۱ – مقدمه

ارزیابی و برآورد انتقال رسوب و فرایندهای همراه با آن، از دیرباز، یکی از مسائل عمده و اصلی مهندسین هیدرولیک و رودخانه بوده است و محققین به حل این مسئله با استفاده از روش های عددی پرداختهاند. در حالت کلی، مدل ریاضیاتی مسئله مورفودینامیک به دو بخش از معادلات تقسیم می شود. معادلات غیرخطی آبهای کم عمق، پیوستگی و مومنتوم جریان آب را توصیف میکنند و معادله اکسنر که از پیوستگی رسوب منتج می شود، تغییرات بستر را توصیف میکند. تاکنون مدل های میر پیتر و مولر، مدل ونراین، مدل فرناندز لوک ونبیک و مدل نیلسن معرفی شده که عموماً براساس روش های تجربی ارائه شدهاند [۱]. در اکثر مدل های فوق به جز مدل گراس، تنش برشی بحرانی کنترل کننده حرکت رسوب است.

همزمان با پیشرفت سریع و چشم گیر فناوری کامپیوتر در طی چند دهه اخیر، روشهای عددی مورد استفاده برای حل مسائل مهندسی و علمی، توسعه و تنوع قابل توجهی یافتهاند. از جمله معروف ترین این روش ها، تفاضل محدود، احجام محدود و اجزاء محدود هستند که هر یک دارای ویژگیهایی هستند. روش های تفاضل محدود تا مدتی نسبتاً طولانی، تنها روش

موجود حل عددی معادله های دیفرانسیل به شمار می رفت. اما کاربرد این روش به مسائلی محدود می شود که امکان تولید شبکه منظم از نقاط گره ای در دامنه آنها وجود دارد. از جمله محققینی که با استفاده از این روش به شبیهسازی انتقال ' بار رسوبی بستر پرداختهاند می توان به نوروزی اشاره کرد. او به حل مدل دو بعدی انتقال رسوب با استفاده از روش ماتریس محدود پرداخت و برای حل معادلات جریان، روش ماتریس سه قطری و روش انتقال حل معادلات جریان، روش ماتریس محدود پرداخت انتقال استفاده از روش انفاضلات محدود پرداخت از برای حل معادلات جریان موش ماتریس محدود پرداخت از برای حل معادلات جریان ماتریس محدود پرداخت از برای حل معادلات جریان ماتریس انتقال در معادله انتقال انتقال بار بستر با استفاده از روش اجزاء محدود پرداختند [۳ و ۴]. آیزم با استفاده از روش المان محدود با گره های گسسته گالرکین ^۲ به حل این مسئله پرداخت که در روش پیشنهادی او، گسستهسازی مکانی توسط شار ^۳ عددی بر پایهٔ شار محلی لاکس – فردریش^۴ و گسستهسازی زمان توسط

روش صریح رانگ- کوتای^۵ مرتبه سوم انجام میشود [۴]. مرابع

کاربرد روش حجم محدود در شبیهسازی انتقال رسوب مورد توجه بسیاری از محققین قرار گرفته است [۵–۱۶]. هادسون با تمرکز بر روش پایدار و ناپایدار و ارائه فرمولاسیون متفاوت بر آن مبنا، روش عددی پیشنهادی خود را از نظر دقت مورد بررسی قرار داد. او یک نسخه محدود کننده شار از روش

رو⁹ بر مبنای روش حجم محدود به کار گرفت [۵]. همچنین، او از تقریبهای عددی گوناگونی برای سیستم تشکیل شده از معادلات آبهای کمعمق و معادله انتقال بار بستر با استفاده از مدل گراس ارائه کرد و چندین فرمولنویسی متفاوت برای مسئله درنظر گرفت [۶].

گروهی از محققین، روش ENO^v و WENO^c را برای سیستم معادلات انتقال رسوب تعمیم دادند [۷]. در حالی که کالفی، با بهکارگیری روش CWENO^e به حل مسئله انتقال رسوب پرداخت [۸]. اما ایراد اکثر روشهای ENO، ENO و CWENO که بهخوبی مدل مورفودینامیک را حل میکند، هزینه بر بودن آنها از لحاظ محاسباتی است [۹]. دلیس و پاپگلو، به حل عددی معادلات انتقال بار بستر توسط روش حجم محدود و با استفاده از تقریب آرام^{۰۰} در جریانهای آبهای کم عمق در حالتهای یک بعدی و دو بعدی پرداختند. با بهکارگیری تقریب آرام، معادلات غیرخطی تبدیل به نیمهخطی قطریپذیر^{۱۱} با متغیر مشخصههای خطی می شود. همچنین آنها برای گسسته سازی زمانی از روش ضمنی – صریح^{۱۱} استفاده کردهاند [۰۰].

بنخلدون و سعید با ترکیب روش مشخصات و روش حجم محدود، روش ۳۲۷^۳ را معرفی کرده و توسط آن به گسسته سازی مکانی معادلات با درنظرگیری روش صریح برای پیشروی زمانی پرداختند [۱۱]. در این مقاله، آنها مسئله انتقال رسوب را در حالت کلی با درنظرگیری بار معلق و بار بستر در جریان آبهای سطحی مورد بررسی قرار دادند و از روش شبه پایدار^{۱۴} برای حل استفاده کردند. همچنین بنخلدون در مقاله ای دیگر به حل مسئله در حالت یک بعدی با استفاده از فرمول بندی های متفاوت پرداخت و در انتها نتایج ناشی از فرمول بندی های متفاوت را با یکدیگر مقایسه کرد. وی برای گسسته سازی مکانی از روش حجم محدود مبتنی بر روش رانگ که محدود کننده های شیب^{۱۵} را یکی میکند، و از روش رانگ کو تای مرتبه دوم برای گسسته سازی زمانی استفاده کرد [۱۲]. در مقاله ای دیگر بن خلدون، از شبکه بندی نامنظم برای حل

و محدود کنندههای شیب برای ایجاد وضوح قوی گرادیان بستر تند استفاده کردهاند و دستهای از روشهای حجم محدود بـرای تحلیل مدل دوبعدی مورفودینامیک بـرای شـبکههای نـامنظم مثلثـی بـه نمـایش گذاشــته شــد و از روش صـریح بـرای گسستهسازی زمانی استفاده کردهاند [1۳].

بیلانسری و همکاران، دستگاه معادلات انتقال بار بستر را توسط روش حجم محدود و یک روش رو اصلاحی (MR)^{۱۷} طراحی شده برای سیستمهای غیرپایستار انجام دادند. در مورد پیشروی زمانی که در این مقالـه مـورد تمرکـز بـوده، دو روش ضمني و صريح به كار گرفته شده و از لحاظ دقت و زمان محاسباتی در حالتهای یک بعدی و دو بعدی سیستم معادلات انتقال رسوب با یکدیگر مقایسه شدهاند [۱۴]. آنها از یک روش خطی ضمنی^{۱۸} با دقت از مرتبه دوم برای گسسته سازی زمانی استفاده کرده و به مقایسه نتایج با نتایج حاصل از روش صریح پرداختند. همچنین آنها بـرای گسسـتهسـازی مکـانی، دو روش حجم محدود، یکی روش پیش،بینی- اصلاح^{۱۹} SRNH و دیگری روش اصلاح شده رو را برای سیستم معادلات غیرپایستار درنظر گرفتند [۱۵]. کاسترو دیاز و همکاران، به حل مسئله انتقال بار رسوبي با استفاده از روش رو با دقت مرتبه دوم پرداختند. او ابتدا روش مرتبه اولی از انواع روش های رو به همراه متغیر بر مبنای استفاده از محدود کنندههای شـار، درنظـر گرفتند؛ سپس این روش را بـا اسـتفاده از یـک اپراتـور جدیـد بازسازی از نوع MUSCL روی شبکههای نامنظم به دقت از مرتبه دوم ارتقا دادند [۱۶].

نکته حائز اهمیت در تمامی روشهای فوق، نیازمند بودن آنها به وجود یک شبکهبندی از پیش تعریف شده برای ایجاد ارتباط بین گره ها است که اساس فرمول نویسی این نوع روشهای عددی است. بهطور کلی در استفاده از روشهایی که وابسته به شبکه هستند اگر چه می توان شبکه را سریع تولید کرد، اما نیاز به چندین بار سعی و خطا است تا شبکه مطلوب و بهینه به دست آید [۱۷]. روشهای بدون شبکه طی سه دهه اخیر به مجموعه روش های عددی اضافه شده است. در

اثر انتقال رسوب نیاز به کارگیری معادلهٔ اضافی که تغییرات زمانی تراز بستر را توصیف کند، است. از اینرو از معادله اکسنر که بیان کننده پیوستگی حجم رسوب است برای تعیین مورفودینامیک استفاده می شود:

$$\partial_t(Z) + \xi \Big[\partial_x(Q_t) + \partial_y(Q_t) \Big] = \circ$$
(Y)

So equation (1)

 $\xi = \frac{1}{1 - p_{\circ}} \tag{(7)}$

p تخلخل رسوب بوده و ثابت درنظر گرفته می شود. Q و Q دبی بار بستر در راستای X و y هستند. در ایـن پـژوهش، برای تعیین دبی بار بستر، از مدل گـراس اسـتفاده شـده اسـت. مدل گراس بهصورت زیر است [۱۹]:

$$\begin{split} Q_{\gamma} &= A_{g} u \left(u^{\gamma} + v^{\gamma} \right)^{\frac{m_{g} - \gamma}{\gamma}} \\ Q_{\gamma} &= A_{g} v \left(u^{\gamma} + v^{\gamma} \right)^{\frac{m_{g} - \gamma}{\gamma}} \end{split} \tag{(f)}$$

که $I \ge A_g \ge e^{3} e^{3} \ge m_{2} > 1$ پارامترهای وابسته به شرایط خاص مسئله است. A_g پارامتر مربوط به قطر ذرات و لزجت سینماتیکی بوده و به طور مستقیم با قدرت اندرکنش بین جریان آب و بار بستر در ارتباط است. به این معنی که مقادیر کوچک برای A_g متناظر با تعامل ضعیف بین رسوب و سیال و مقادیر نزدیک به ۱ نشاندهندهٔ تعامل قوی بین آن دو است. همچنین برای m_g به طور معمول، مقدار ۳ درنظر گرفته می شود. سیستم معادلات فوق را می توان به فرم سیستم معادلات ها دلولوی غیرپایستار^{۲۷} درنظر گرفت:

$$\partial_{t}(\mathbf{W}) + \mathbf{A}_{\mathbf{y}}\partial_{\mathbf{x}}(\mathbf{W}) + \mathbf{A}_{\mathbf{y}}\partial_{\mathbf{y}}(\mathbf{W}) = \circ$$
 ($\boldsymbol{\Delta}$)

که در آن:

$$\mathbf{W} = \begin{bmatrix} \mathbf{h} & \mathbf{h} \mathbf{u} & \mathbf{h} \mathbf{v} & Z \end{bmatrix}^{\mathrm{T}}$$
(9)

$$\mathbf{A}_{1}(\mathbf{W}) = \begin{bmatrix} \begin{pmatrix} \mathbf{a}_{\mathbf{X}} & \mathbf{b}_{1} & \mathbf{b}_{2} & \mathbf{c}_{1} & \mathbf{c}_{1} \\ -\frac{\mathbf{q}_{\mathbf{X}}}{\mathbf{h}^{\gamma}} + \mathbf{g}\mathbf{h}_{1} & \mathbf{c}_{1} & \mathbf{c}_{1} & \mathbf{g}\mathbf{h} \\ -\frac{\mathbf{q}_{\mathbf{X}}\mathbf{q}_{\mathbf{y}}}{\mathbf{h}^{\gamma}} & \frac{\mathbf{q}_{\mathbf{y}}}{\mathbf{h}} & \frac{\mathbf{q}_{\mathbf{x}}}{\mathbf{h}} & \mathbf{c}_{1} \\ \xi \frac{\partial Q_{1}}{\partial \mathbf{h}} & \xi \frac{\partial Q_{1}}{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{x}}} & \xi \frac{\partial Q_{1}}{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{y}}} & \mathbf{c}_{1} \end{bmatrix}$$
(V)

روش های بدون شبکه برای نمایش دامنه مسئله نیازی به درنظرگیری المان نبوده و حل مسئله مبتنی بر شبکهای از نقاط گره ای است که با توزیع دلخواه در سطح دامنه پراکنده شده اند. از جمله روش های بدون شبکه می توان به هیـدرودینامیک ذره هموار ^۲ ارائه شده توسط موناقان، روش المان های پراکنده ^{۲۱} توسط نیرولز، ^{۲۲}RKPM توسط لیو و همکاران، روش پتـروف-گالرکین موضعی بدون شبکه" و روش ابرهای محدود ۲۴ اشاره کرد. در این مقاله، یک مدل عددی بر پایه روش های بدون شبکه، ارائه شده است. روش بدون شبکه گالرکین^{۲۵} از جمله روش های بدون شبکه بوده که توسط بلیشکو توسعه پیدا کرده است [1۸]. در این روش با استفاده از نقاط گرهای دلخواه توزیع شده در دامنه به حل مسئله پرداختـه و بـرای تقریـب از روش حـداقل مربعـات متحـرک (MLS) ۲۶ اسـتفاده مـیشـود. ساختار کلی این مقاله بهصورت زیر است: در بخش دوم معادلات حاکم بر انتقال رسوب ارائه شد، روش عددی EFG به همراه توابع شکل MLS در بخش سوم بیان شده و سپس در بخش چهارم مثالهای مرجع مورد بررسی قرار گرفتند.

۲- معادلات حاکم بر پدیده انتقال رسوب

با فرض توزیع هیدرواستاتیکی فشار، غیرقابل تراکم پذیر بودن سیال و یکنواخت بودن توزیع پروفیل سرعت در عمق، با متوسط گیری نسبت به عمق از معادلات ناویر استوکس، معادلات آبهای کمعمق حاصل می شود. معادلات آبهای کمعمق در حالت دو بعدی با صرفنظر کردن از ترم پخشیدگی و اثر باد و کوریولیس به صورت زیر بیان می شود:

$$\begin{split} \partial_t h + \partial_x (hu) + \partial_y (hv) &= \circ \\ \partial_t (hu) + \partial_x (hu^r + \frac{1}{r} gh^r) + \partial_y (huv) &= -gh\partial_x Z \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \end{split}$$
(1)

$$\partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (huv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv^r + \frac{1}{r} gh^r) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_x (hv) + \partial_y (hv) + \partial_y (hv) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_y (hv) + \partial_y (hv) + \partial_y (hv) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_y (hv) + \partial_y (hv) + \partial_y (hv) &= -gh\partial_y Z \qquad (1) \\ \partial_t (hv) + \partial_y (hv) +$$

$$\mathbf{W}^{n+1} + \mathbf{A}_{1} \Delta t \partial_{\mathbf{X}}(\mathbf{W}^{n+1}) + \mathbf{A}_{\tau} \Delta t \partial_{\mathbf{y}}(\mathbf{W}^{n+1}) = \mathbf{W}^{n} \qquad (11)$$

$$m_{\tau} d \text{ acts act of } \mathbf{W}^{n+1} - \mathbf{W} = \circ \qquad (11)$$

از آنجایی که توابع شکل حداقل مربعات متحرک (MLS) شرط دلتای کرونکر را ارضا نمی کند، لذا برای اعمال شرایط مرزی نیاز به تمهیدات ویژهای است. روش های متفاوتی جهت اعمال شرایط مرزی ارائه شده است که از جمله آن می توان به روش جریمه^{۲۹}، روش ضرایب لاگرانژ^{۳۰} [۲۰]، اصول تغییرات اصلاح شده ^{۳۱}[۱۸]، روش کوپله FE-EFG [۲۲] اشاره کرد. در این پژوهش از روش جریمه برای تحمیل شرایط مرزی استفاده شده است. از مزایای روش جریمه می توان به سادگی در اعمال شرایط مرزی نسبت به روش ضرایب لاگرانژ اشاره کرد. همچنین این روش دستگاه معادلات را بزرگ تر نمی کند. با وزندار کردن رابطه (۱۱) و انتگرالگیری بر دامنه Ω می توان نوشت:

$$\int_{\Omega} \boldsymbol{\Phi}_{i} \sum_{j=1}^{N} \boldsymbol{\Phi}_{j} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \int_{\Omega} \mathbf{A}_{1} \Delta t \boldsymbol{\Phi}_{i} \sum_{j=1}^{N} \frac{\partial \boldsymbol{\Phi}_{j}}{\partial x} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \int_{\Omega} \mathbf{A}_{\tau} \Delta t \boldsymbol{\Phi}_{i} \sum_{j=1}^{N} \frac{\partial \boldsymbol{\Phi}_{j}}{\partial y} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \alpha \int_{\Gamma_{1}} \boldsymbol{\Phi}_{i}^{T} \sum_{j=1}^{N} \boldsymbol{\Phi}_{j} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Gamma_{1} = \int_{\Omega} \boldsymbol{\Phi}_{i} \mathbf{W}^{n} d\Omega + \alpha \int_{\Gamma} \boldsymbol{\Phi}_{i}^{T} \overline{\mathbf{W}} d\Gamma_{1}$$
(17)

که **Φ** ماتریس توابع شکل MLS بوده و برابر است با:

$$\boldsymbol{\Phi}_{i} = \begin{bmatrix} \Phi_{i} & \circ & \circ & \circ \\ \circ & \Phi_{i} & \circ & \circ \\ \circ & \circ & \Phi_{i} & \circ \\ \circ & \circ & \circ & \Phi_{i} \end{bmatrix}$$
(14)

و N تعداد گرهها و α ضریب جریمه است. معمولاً، ضریب جریمه عدد مثبت بزرگی درنظر گرفته می شود. بنابراین، فرم نهایی معادلات EFG با درنظر گرفتن روش جریمه به صورت زیر است: K Wⁿ⁺¹ = F (۱۵)

$$\mathbf{K}_{ij} = \int \mathbf{\Phi}_{i} \mathbf{\Phi}_{j} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \int \mathbf{A}_{i} \Delta t \mathbf{\Phi}_{i} \mathbf{\Phi}_{j,x} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \int_{\Omega} \mathbf{A}_{i} \Delta t \mathbf{\Phi}_{i} \mathbf{\Phi}_{j,y} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Omega + \alpha \int_{\Gamma_{i}} \mathbf{\Phi}_{i}^{T} \mathbf{\Phi}_{j} \mathbf{W}_{j}^{n+1} d\Gamma_{i}$$

$$(18)$$

$$\mathbf{F}_{i} = \int_{\Omega} \boldsymbol{\Phi}_{i} \mathbf{W}^{n} d\Omega + \alpha \int_{\Gamma_{1}} \boldsymbol{\Phi}_{i}^{T} \overline{\mathbf{W}} d\Gamma_{1}$$
(1V)

$$\mathbf{A}_{\gamma}(\mathbf{W}) = \begin{bmatrix} \overset{\circ}{-} \overset{\circ}{\mathbf{h}_{X}} \overset{\circ}{\mathbf{h}_{Y}} & \frac{\mathbf{q}_{Y}}{\mathbf{h}} & \frac{\mathbf{q}_{X}}{\mathbf{h}} & \circ \\ -\frac{\mathbf{q}_{Y}}{\mathbf{h}_{Y}} + \mathbf{g}\mathbf{h} & \circ & \gamma \frac{\mathbf{q}_{Y}}{\mathbf{h}} & \mathbf{g}\mathbf{h} \\ -\frac{\mathbf{q}_{Y}}{\mathbf{h}_{Y}} + \mathbf{g}\mathbf{h} & \circ & \gamma \frac{\mathbf{q}_{Y}}{\mathbf{h}} & \mathbf{g}\mathbf{h} \\ \xi \frac{\partial \mathbf{Q}_{\gamma}}{\partial \mathbf{h}} & \xi \frac{\partial \mathbf{Q}_{\gamma}}{\partial \mathbf{q}_{X}} & \xi \frac{\partial \mathbf{Q}_{\gamma}}{\partial \mathbf{q}_{Y}} & \circ \end{bmatrix}$$
(A)

که در آن W بردار متغیرها بوده و شامل h عمق جریان، $q_y = hv$. X دبی جریان در واحد عرض در جهت x ، $q_x = hu$ دبی جریان در واحد عرض در جهت $y_e Z$ عمق بار رسوبی دبی جریان در واحد عرض در جهت $y_e Z$ عمق بار رسوبی بستر است. همچنین $(M)_A A_1(W)$ ماتریسهای ضرایب، $Q_1 e_A C_1$ دبی بار بستر در جهتهای X و X هستند.

۳– روش بدون شبکه گالرکین

روش های بدون شبکه طی سه دهه اخیر به مجموعه روش های عددی با هدف حل تقریبی بر مبنای عبارات تعدادی از گرهها اضافه شده است. در این روش ها، برای ایجاد حل گسسته نیازی به المان ها یا برقراری روابط داخلی بین گره ها نیست. روش های بدون شبکه وابستگی کمتری به نظم در قرار گیری گره ها نسبت ب... روش های عـددی دیگر دارد. برای استفاده از فرم گسسته سازی معادلات دیفرانسیل حاکم و پوشش دامنه مورد نظر، لازم است که توابع درون یاب تولید شود. در روش بدون شبکه گالرکین این توابع با استفاده از توابع شکل حداقل مربعات متحرک تولید می شود [۲۰].

$$\frac{(\mathbf{W}^{n+1} - \mathbf{W}^{n})}{\Delta t} + \mathbf{A}_{\gamma} \partial_{x} (\mathbf{W}^{n+1}) + \mathbf{A}_{\gamma} \partial_{y} (\mathbf{W}^{n+1}) = \circ \qquad (1 \circ)$$

$$\sum_{k=1}^{n} \Delta t = t^{n+1} - t^{n} \quad \text{if yie genus } t \in \mathbf{A}_{\gamma}$$

روش های عددی در مهندسی، سال ۳۶، شمارهٔ ۲، زمستان ۱۳۹۶

147



شکل ۱– الف) شرایط اولیه رسوب و ب) تراز آب در مثال ۱

روش بدون شبکه گالرکین جهت انجام انتگرالگیری روابط فوق نیاز به شبکهبندی پسزمینهای^{۳۳} دارد. شبکهبندی پسزمینهای مستقل از گرههایی است که جهت تقریب متغیرهای میدان استفاده شده است. جهت ایجاد شبکهبندی پسزمینهای از نقاط گوسی^{۳۴} استفاده شده که تعداد آنها به میزان زیادی به تراکم گرهای وابسته است.

۴– مثال عددی

در این بخش به حل چند مثال مرجع پرداخته شد تا توانایی و قابلیت روش EFG در شبیه سازی مسئله انتقال رسوب بررسی شود. در این مقاله برای تعیین دبی بار بستر، از مدل گراس با درنظرگرفتن $m_g = m$ استفاده شد تا قابلیت مقایسه نتایج با سایر محققین فراهم شود. در تمامی مسائل (۴/۰۰ = .p)، شرایط مرزی از نوع دریشله و ضریب جریمه برابر ^۸۰ لحاظ شده است. برای حل مسائل این بخش، دو نحوه توزیع گرهای دلخواه و متفاوت به کار گرفته شده که در حالت اول، از ۵۵۰ گره، به فاصله m = m از یکدیگر و در حالت دوم از ۵۰۰ گره به فاصله m = m از یکدیگر استفاده شده است. در این مقاله، توزیع گره در حالت اول با نام (LNSD)^{۵۳} و توزیع گره در حالت دوم با نام (MNSD)

۴-۱- انتقال لایه رسوبی بستر با توپوگرافی معین
اولین مسئله مورد بررسی، انتقال لایه رسوبی بستر، بدون

احتساب رسوب معلق است که از مسائل مورد علاقه بسیاری از محققین در کارهای عددی است [۵، ۱۱، ۱۲ و ۱۵]. طول کانال ۱۰۰۰ متر بوده و توپوگرافی بستر و شرایط اولیه برای دبی جریان و ارتفاع رسوب به فرم زیر است. شرایط اولیه مسئله در شکل (۱) نشان داده شده است. به عنوان شرایط مرزی مسئله، در بالادست دبی و رسوب اعمال شده است.

$$\begin{cases} Z(x, \circ) = \begin{cases} \sin^{\gamma} \left(\frac{(x - \gamma \circ \circ)\pi}{\gamma \circ \circ} \right) & \gamma \circ \circ \leq x \leq \delta \circ \circ \\ \circ & \text{Otherwise} \end{cases} \\ h(x, \circ) = \gamma \circ - Z(x, \circ) & \text{(iv)} \end{cases}$$

همان طور که در بخش دوم مقاله بیان شد، A_g پارامتر مربوط به قطر ذرات و لزجت سینماتیکی بوده و به طور مستقیم با قدرت اندرکنش بین جریان آب و بار بستر در ارتباط است. از این رو مطابق تحقیقات محققین، مسئله در دو حالت با قدرت اندرکنش قوی رسوب بستر و جریان آب ((= A_g) و قدرت اندرکنش ضعیف آنها (۱۰۰/۰۰ = A) بررسی شده است. برای هر دو نحوه توزیع گرهای LNSD و MNSD، ۱۰۰۰ نقطه گوسی برای انتگرالگیری درنظر گرفته شد.

در این مسئله، بخش فوقانی تپه با سرعت بیشتری نسبت به بخش پایینی آن حرکت میکند که این امر باعث ایجاد یک ناپیوستگی در جبهه جلویی بعد از یک زمان مشخص خواهد شد که در مدلسازی، این ناپیوستگی با ایجاد نوسانهای جعلی



شکل ۲– الف) تغییرات بستر و ب) و تراز آب در زمان (t=۱۳۸ s) با درنظر گیری (A_g = ۱) و مقایسه نتایج در مثال ۱



شکل ۳– الف) تغییرات بستر و ب) تراز آب در زمان (t=۷۰۰ s) با درنظر گیری (A_g =۱) و مقایسه نتایج در مثال ۱

در دو طرف آن همراه میشود که همانطور که در نتایج بهدست آمده مشاهده میشود مدل EFG بهخوبی توانسته ایـن ناپیوستگی را شبیهسازی کند.

۲- ۲- اندر کنش قوی^{۳۷} رسوب و جریان آب
اولین حالت مورد بررسی، حالتی است که در آن قدرت اندرکنش بین رسوب بستر و جریان آب بیشتر بوده و رسوب سریع تر به حرکت در می آید (۱= Ag). انتظار می رود با گذشت زمان تپه رسوبی به پایین دست جابه جا شود. نتایج در دو زمان (۲۰ مای در این (۲۰ می اید) و شکل (۳) مقایسه شد. شکل (۲) نتایج را در زمان (۲۰ می این وضعیت اندرکنش در زمان (۲۰ می در این وضعیت اندرکنش رسوب و جریان آب، توزیع گرهای LNSD با شعاع تأثیر ۲ برابر رسوب و جریان آب

فاصله گرهای، گام زمانی (Δt = ۰/۵s) و مرتبه ۱ توابع پایه لحاظ شد. همان طور که نمایان است، نتایج روش EFG از مطابقت خوبی با نتایج روش رو و روش ترکیبی حجم محدود و مشخصه برخوردار بوده و اثری از نوسانات جعلی دیده نمی شود.

۶- ۳- اندرکنش ضعیف^۳ رسوب و جریان آب
 در این حالت، اندرکنش بین جریان آب و رسوب ضعیف است (۲۰۰۱) (Ag
 ۱۰۰۰ (۲۰۰۱) (Ag
 ۲۰۰۰ (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (Ag
 ۲۰۰۰ (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (Ag
 ۲۰۰۰ (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰ (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰۰۰) (۲۰



شکل ۵– الف) شرایط اولیه رسوب و ب) تراز آب در مثال ۲

نوسانات جعلی را تسخیر کند.

۴– ۴– انتقال لایه رسوبی بستر با توپوگرافی نامنظم

در این مسئله، حفره رسوبی دارای تغییرات بستر با توپوگرافی نامنظم و ناپیوستگیهای عمودی و ناگهانی^{۳۹} در کانالی به طول ۱۰۰۰ متر و با شرایط اولیه زیر قرار گرفته است و توسط محققین نیز مطالعه شده است [۴ و ۱۲]. شرایط اولیه مسئله بهصورت زیر است:

$$\begin{cases} Z(x, \circ) = \begin{cases} \frac{1}{-x + 1\Lambda} & \circ \le x \le 9\beta \\ \frac{-x + 1\Lambda}{\Lambda 0} & q\beta \le x \le 1\Lambda 1 \\ & & 1\Lambda 1 \le x \le \beta \Psi \Lambda \\ \frac{x - \beta \Psi \Lambda}{\Lambda 0} & \beta \Psi \Lambda \le x \le V Y \Psi \\ \frac{1}{\Lambda 0} & V Y \Psi \le x \le 1 \circ \circ \circ \end{cases} \\ h(x, \circ) = 1 \circ - Z(x, \circ) & (1\Lambda) \\ hu(x, \circ) = 1 \circ \end{cases}$$

قدرت اندرکنش بستر و جریان در مقایسه با حالت قبل منجر به سرعت تغییرات پایین تری می شود و همچنین گامهای زمانی متفاوتی نیز برای آن مطرح می شود. باید خاطر نشان کرد در مسائل انتقالی، گام زمانی تأثیر قابل توجهی در دقت پاسخ و همچنین زمان انجام محاسبات دارند. به دلیل اینکه برای گسسته سازی زمان از روش ضمنی استفاده شده است، گامهای زمانی بزرگ تری را درنظر گرفته شده است.

از آنجایی که جواب دقیق مسئله مشخص نیست، به جهت تشخیص پاسخ صحیح، به مقایسه نتایج بهدست آمده روش EFG با نتایج قابل استناد محققین گذشته پرداخته شده است و همان طور که در شکل (۴) مشاهده می شود، مدل ارائه شده عملکرد خوبی در شبیه سازی انتقال رسوب از خود نشان داده است و همچون حالت اندرکنش قوی، به خوبی توانسته





شکل ۷– الف) بار بستر و ب) تراز آب در زمان (t = ۲۵۰۰۰۰ s) با درنظر گرفتن (A _g = ۰/۰۰۱) در مثال ۲

همان طور که در شکل (۵) مشاهده می شود شرایط اولیه مسئله دارای ناپیوستگی های زیادی بوده و مدل را به چالش بیشتری نسبت به مثال قبل می کشد. دامنه محاسباتی مسئله با استفاده از توزیع گرمای MNSD و با درنظر گرفتن ۱۰۰۰ نقطه انتگرالگیری به صورت منظم گسسته سازی شده است. توابع پایه از مرتبه ۱ و شعاع تأثیر ۲ برابر فاصله نقاط گرهای لحاظ شد. گام زمانی در حالت اندرکنش قوی، برابر ((1 = 1)) و در حالت اندرکنش ضعیف، برابر ($(1 \sim 5))$ درنظر گرفته شده است. شرایط مرزی حاکم بر مسئله، اعمال مقادیر ثابت به دبی جریان و رسوب بستر در بالادست است. در شکل (۶) تغییرات بستر و ارتفاع آب با درنظر گیرفتن بستر و ارتفاع آب با درنظر گیری ((1 = 4)) در زمان ((2 - 4)) و در زمان برای می در مان مقادیر ثابت به دبی مریان و رسوب بستر در بالادست است. در شکل (۶) تغییرات است. ((2 - 4)) در زمان ((2 - 4)) در زمان ((2 - 4)) ارائه شده است. نتایج در مقایسه با نتایج محققین نشان داد که روش EFG بهتر از

روش های دیگر در حال مقایسه توانسته ناپیوستگی های موجود را مدل کند که این نشان از توانایی بالای این روش در شبیهسازی ناپیوستگی ها دارد.

۴–۵– انتقال لایه رسوبی با توپوگرافی معین در حالت دو بعدی جهت ارزیابی روش EFG در حل مسائل دو بعدی، به حل مثال زیر پرداخته شد که توسط سایر محققین نیز مورد بررسی قرار گرفته است [۱۳، ۱۶ و ۲۱]. توپوگرافی بستر طبق رابط ه زیر بوده که در شکل (۸) نشان داده شده است. شرایط مرزی حاکم بر مسئله به صورت زیر لحاظ شده است:

$$Z(\mathbf{x}, \mathbf{y}, \mathbf{v}) = \begin{cases} \sin^{\gamma} \left(\frac{(\mathbf{x} - \mathbf{v} \cdot \mathbf{v}) \pi}{\mathbf{y} \cdot \mathbf{v}} \right) \sin^{\gamma} \left(\frac{(\mathbf{y} - \mathbf{v} \cdot \mathbf{v}) \pi}{\mathbf{y} \cdot \mathbf{v}} \right) : \mathbf{v} \cdot \mathbf{v} \leq \mathbf{x} \leq \mathbf{0} \cdot \mathbf{v} \\ \mathbf{v} \cdot \mathbf{v} \leq \mathbf{y} \leq \mathbf{y} \leq \mathbf{v} \cdot \mathbf{v} \\ \mathbf{v} \cdot \mathbf{v} \leq \mathbf{v} \leq \mathbf{v} \leq \mathbf{v} \leq \mathbf{v} \end{cases}$$
elsewhere (14)





شکل ۹- شرایط اولیه تراز آب در مثال ۳ (رنگی در نسخه الکترونیکی)

فاصله ($\Delta x = \Delta y = 70$ m) که به طور منظم در دامنه پخش شدهاند گسسته سازی شد. همچنین شعاع تأثیر، ۶۵ متر و توابع پایه از مرتبه ۱ درنظر گرفته و از ۱۴۸۰ نقطه انتگرالگیری استفاده شد. با انتخاب گام زمانی برابر ($\Delta t = 1s$) در حالت اندرکنش قوی جریان آب و رسوب و گام زمانی ($\Delta t = 1000$) برای حالت اندرکنش ضعیف، مسئله مورد نظر تحلیل شد. شکل (۱۰) نتایج را در حالت ($(= A_g)$) در زمان ($\Delta t = 1000$) و شکل (۱۱) نتایج برای حالت ($\Delta t = 1000$) در زمان ($\Delta t = 1000$) نشان می دهد. همچنین در وضعیت اندرکنش ضعیف جریان آب و مرسوب ($\Delta t = 1000$)، دامنه توسط ۱۷۱۲ نقطه گرهای که

روش های عددی در مهندسی، سال ۳۶، شمارهٔ ۲، زمستان ۱۳۹۶

در مرز بالادست در جهت X ، دبی جریان برابر ۱۰ مترمکعب بر ثانیه در واحد عرض و در پاییندست، ارتفاع آب ۱۰ متر درنظر گرفته شد. در دیوارههای جانبی، شرط عدم لغزش تحمیل شده است.

برای حل این مسئله، ابتدا معادلات آبهای کمعمق را به تنهایی و با درنظر گیری بستر ثابت مدل کرده تا جریان، حالت پایدار به خود بگیرد. مقادیر به دست آمده فوق برای عمق و دبی جریان به عنوان شرایط اولیه جریان درنظر گرفته می شود که در شکل (۹) ارائه شده است. این مسئله با استفاده از پخش نقاط گرهای به طور منظم و نامنظم مدل سازی شد. ابتیدا دامنیه توسط ۱۶۸۰ نقطه گرهای ب



شکل ۱۰- شرایط تراز آب در زمان (t=۵۰۰s) با درنظر گرفتن (A_g = ۱) در مثال ۳ (رنگی در نسخه الکترونیکی)



شکل ۱۱– تغییرات بستر در زمان (t = ۱۰۰ hour) با درنظر گرفتن (A g = ۰/۰۰۱) در مثال ۳ (رنگی در نسخه الکترونیکی)

منظم و نــامنظم، تطـابق خــوبی بــا نتـایج ســایر محققـین دارد شکل (۱۳) و می توان بیان کرد که روش EFG در حالت دو بعد نیز بهخوبی قادر به شبیهسازی مسئله انتقال رسوب است.

۵- نتیجه گیری

در این مقاله به حل مسئله انتقال بار بستر توسط روش بـدون شبکه گالرکین پرداخته شد. این روش بر خلاف سایر روش های بهصورت نامنظم پخش شدهاند گسستهسازی شد. در این حالت همچون حالت پخش منظم نقاط گرهای، از ۱۴۸۸ نقطه گوسی جهت انتگرالگیری استفاده شد. توابع پایه از مرتبه ۱، شعاع تأثیر برابر ۶۵ و و گام زمانی برابر (Δt = ۱۰۰) درنظر گرفته شد. شکل (۱۲) نتایج بهدست آمده در زمان (۲۰۰ ا et) در حالت پخش نامنظم گرهای را نشان میدهد. همان طور که مشاهده می شود نتایج بهدست آمده در هر دو حالت پخش



شکل ۱۲- تغییرات بستر در حالت پخش نامنظم نقاط گرهای در زمان (t = ۱۰۰ hour) با درنظر گرفتن (A _g = ۰/۰۰۱) در مثال ۳ (رنگی در نسخه الکترونیکی)



مورد استفاده در حل مسئله انتقال رسوب، نیازی به شبکهبنـدی از پیش تعریف شده بین گرهها ندارد و گرهها بهصورت دلخواه

در دامنه محاسباتی پراکنده میشوند. همانطور که بیان شد معادلات انتقال رسوب از دو بخش معادلات آبهای کمعمق و

گرفت و به حل مثال با استفاده از این مدل پرداخته شد. در انتها به حل چند مثال مرجع در حالت یک بعدی و دو بعدی پرداخته شد و نتایج ناشی از روش EFG با نتایج سایر محققین مقایسه شد و نشان داده شد که روش بدون شبکه گالرکین قادر به حل مسائل انتقال رسوب در حالت های یک بعدی و دو بعدى با دقت قابل قبولي است. معادله اکسنر تشکیل شده است. معادلات آبهای کمعمق بیان کننده بخش هیدرودینامیک جریان بوده که با درنظر گیری فرضیاتی از معادلات ناویر استوکس منتج میشوند و معادلـه اکسنر نشاندهنده پیوستگی رسوب است. معادلات فوق را به صورت در گیر ** درنظر گرفته و معادلات در گیر به صورت سیستم معادلات هذلولوی غیرپایستار نوشته شد. همچنین برای دبی انتقال بار بستر، مدل معروف گراس مورد استفاده قرار

- 1. Convection
- 2. Nodal Discontinuous Galerkin
- 3. flux
- 4. Lax- Friedrichs
- 5. Runge-Kutta
- 6. Roe scheme
- Essentially Non-Oscillatory 7.
- 8. Weighted Essentially Non-Oscillatory
- 9. Centeral Weighted Essentially Non-Oscillatory
- 10. Relaxation approximation
- 11. diagonalizable
- 12. implicit-explicit scheme

p(x) از تک جملههایی از

- 13. Finite Volume Characteristic
- 14. quasi-steady 15. slope limiters 16. upwind 17. modified Roe Scheme 18. linearized implicit method 19. predictor-corrector 20. Smooth Particle Hydrodynamics 21. Diffuse Element Method (DEM) 22. Reproducing Kernel Particle 23. Local Petrov-Galerkin 24. Finite Clouds (FC) 25. Element Free Galerkin 26. Moving Least Squares 27. Non-conservative hyperbolic
- system of equations

واژەنامە

- 28. implicit time marching 29. Penalty method 30. Lagrange Multiplier 31. modified variational principles 32. FE-EFG coupled method 33. background cell 34. gauss quadrature 35. Large Nodal Spacing Distribution (LNSD) 36. Medium Nodal Spacing Distribution (MNSD) 37. strong interaction 38. weak interaction
- 39. shock
- 40. coupled

$$\mathbf{p}^{T}(\mathbf{x}, \mathbf{y}) = \left\{ \mathsf{I}, \mathbf{x}, \mathbf{y}, \mathbf{xy}, \mathbf{x}^{\mathsf{T}}, \mathbf{y}^{\mathsf{T}}, ..., \mathbf{x}^{\mathsf{m}}, \mathbf{y}^{\mathsf{m}} \right\}$$
cc, ce, exet lurr. cc, avelete (ψ -(1), (\mathbf{x}), e.e., e.e.

$$u^{h}(\mathbf{x}) = \sum_{i}^{m} p_{i}(\mathbf{x}) a_{i}(\mathbf{x}) = \mathbf{p}^{T}(\mathbf{x}) \mathbf{a}(\mathbf{x}) \qquad (1 - v)$$

، $\mathbf{x} = [x, y]$ تابع تقریب زده شده در نقطه u^h(x) که در آن m بردار توابع پایه چند جملهای از مختصات مکانی و m تعداد جملات توابع پایه است. در روش بدون شبکه، توابع



شکل پ ۱. فلوچارت روش محاسبه تابع شکل MLS

باید خاطرنشان کرد که (x) در معادل (پ-۱)، تابعی از x است و با استفاده از کمینه کردن تابع (J(x) کـه در زیـر نشـان داده شده است به دست میآید:

$$\begin{split} J(x) &= \sum_{i=1}^{N} \widehat{W}(x-x_{i}) \Big[\boldsymbol{p}^{T}(x_{i}) \boldsymbol{a}(x) - u_{i} \Big]^{Y} \qquad (\mathbf{f} - \mathbf{\psi}) \\ & \boldsymbol{\Sigma}_{\mathbf{e}} \ (\mathbf{W} \text{eight function}) \ \hat{W}(x-x_{i}) &= \widehat{W}_{i}(x) \ \boldsymbol{\Sigma}_{\mathbf{e}} \ (\mathbf{h} - \mathbf{h}) \\ & \boldsymbol{\Sigma}_{\mathbf{e}} \ (\mathbf{h} - \mathbf{h}) = \mathbf{h} \ (\mathbf{h}) \ \mathbf{h} \ \mathbf{h}$$

$$\mathbf{a}(\mathbf{x}) = \mathbf{A}^{-1}(\mathbf{x})\mathbf{B}(\mathbf{x})\mathbf{U}_{\mathbf{s}}$$
 (\mathbf{u} - (\mathbf{u} -

که درآن:

$$\mathbf{A}(\mathbf{x}) = \sum_{i=1}^{N} \widehat{W}(\mathbf{x} - \mathbf{x}_{i}) \mathbf{p}(\mathbf{x}_{i}) \mathbf{p}^{\mathsf{T}}(\mathbf{x}_{i}) \qquad (\varsigma - \varsigma)$$

$$\mathbf{U}_{s}=\left\{ \begin{array}{ccc} \boldsymbol{u}_{1} & \boldsymbol{u}_{\gamma} & \ldots & \boldsymbol{u}_{N} \end{array} \right\}^{T} \hspace{1cm} (A-\boldsymbol{\psi})$$

Weighted در معادل (پ-۶)، A(x) ماتریس ممان وزندار (Moment Matrix U_s و (Moment Matrix $A^{-1})$ و (Moment Matrix $A^{-1})$ و A^{-1} تمامی گرههای داخل دامنه تأثیر است. ماتریس های A و e^{-1} متقارن بوده که این خاصیت، کاهش زمان محاسباتی را در پی خواهد داشت. باید به این نکته توجه داشت که همواره تعداد گرهها نسبت به مرتبه توابع پایه، عددی خیلی بزرگتری است که این شرط مانع ایجاد تکین در ماتریس A شده و بنابراین A^{-1} ایجاد می شدود. با

جایگذاری معادله (پ-۵) در (پ-۱) خواهیم داشت: $u^{h}(x) = \sum_{i=1}^{N} \sum_{j=1}^{N} p_{j}(x) (\mathbf{A}^{-1}(x) \mathbf{B}(x))_{ji} u_{i} =$ $\sum_{i=1}^{N} \Phi_{i}(x) u_{i} = \mathbf{\Phi}^{T}(x) U_{s} \qquad (\mathbf{A}^{-1}(x) \mathbf{A}^{-1}(x) \mathbf{A}^{-$

$$\Phi_{i}(\mathbf{x}) = \sum_{j=1}^{m} p_{j}(\mathbf{x}) (\mathbf{A}^{-1}(\mathbf{x}) \mathbf{B}(\mathbf{x}))_{ji} = \mathbf{p}^{T} \mathbf{A}^{-1} \mathbf{B}_{i} \qquad (1 \circ -1)^{T} \mathbf{A}^{-1} \mathbf{B}_{i}$$

برای گسسته سازی معادلات حاکم بر مسئله، نیاز به محاسبه مشتقات جزئی تابع شکل مورد نظر است. فلوچارت محاسبه تابع شکل MLS در شکل زیر ارائه شده است. می توان ثابت نمود که مشتق تابع شکل MLS طبق رابطه زیر به دست می آید [۲۰]: $(\mathbf{p}_{,i}(\mathbf{x}) = \mathbf{\gamma}_{,i}\mathbf{B} + \mathbf{\gamma}^{\mathrm{T}}\mathbf{B}_{,i}$ که در آن γ از رابطه زیر محاسبه می شود: $(\mathbf{y} - \mathbf{1})$

. فلوچارت سکلی روش محاسبه توابع شکل MLS در شکل (پ-۱) ارائه شده است.

پیوست ۲ تابع وزن انتخابی در روش MLS توابع وزن نقش مهمی در روشهای بدون شبکه ایفا مـیکننـد.

تابع وزن اسپلاین درجه ۳
$$(\widehat{\mathrm{W}}_{1})$$
:

$$\begin{split} \widehat{W}(x - x_{I}) &= \widehat{W}(\overline{d}) &= \\ & \begin{cases} 1 - \widehat{rd}^{Y} + A\overline{d}^{Y} - \overline{rd}^{Y} & \text{for} & \overline{d} \leq 1 \\ \\ \circ & & \text{for} & \overline{d} > 1 \end{cases} \end{split}$$

تابع وزن نمایی (\widehat{W}_{r}):

مراجع

- 4. Izem, N., Seaid, M., and Wakrim, M., "A High-Order Nodal Discontinuous Galerkin Method for 1D Morphodynamic Modelling", International Journal of Computer Applications, Vol. 41, pp. 19-27, 2012.
- 5. Hudson, J., and Sweby, P. K., "Formulations for Numerically Approximating Hyperbolic Systems Governing Sediment Transport", Journal of Scientific Computing, Vol. 19, pp. 225-252, 2003.
- J., "Numerical 6. Hudson, Techniques for Morphodynamic Modelling", Ph.D. Thesis, University of Reading, Department of Mathematics, 2001.
- 7. Črnjarić-Žic, N., Vuković, S., and Sopta, L., "Extension of ENO and WENO Schemes to One-

روش های عددی در مهندسی، سال ۳۲، شمارهٔ ۲، زمستان ۱۳۹۲

 $\begin{cases} e^{-\left(\frac{d}{\alpha}\right)} \\ e^{-\left(\frac{d}{\alpha}\right)} \end{cases}$ $\widehat{W}(x - x_I) = \widehat{W}(\overline{d}) =$ $\overline{d} \leq v$ for $\overline{d} > 1$ for (پ-۱۵)

که در معادله (پ–۱۵)، ۵ عددی ثابت بوده و معمولاً برابر ۰/۳ درنظر گرفته می شود.

تابع وزن درجه ۴ ($\widehat{\mathrm{W}}_{\mathtt{F}})$:

(پ-۱۳ ۲۳ ۱۹۲ ۵۱۲ آ
for
$$\overline{d} > 1$$

 (-1) for $\overline{d} > 1$
 (-1)
 (-1)
 $\overline{d} = \frac{|x-x_i|}{d_w}$
 $\overline{d} = \frac{|x-x_i|}{d_w}$
 $\overline{d} = \frac{|x-x_i|}{d_w}$
 (-1)
 $\overline{d} = \frac{|x-x_i|}{d_w}$
 (-1)
 (-1)
 $\overline{d} = \frac{|x-x_i|}{d_w}$
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)
 (-1)

شفاعی بجستان، م.، هیدرولیک رسوب، دانشگاه شهید چمران،

2. Noroozi, S., Kolahdoozan, M., and Zarrati, A. R.,

Chamran University, Ahwaz, 2007.

2947, 2008.

107

"Study on Sediment Exchange Between Bed and

Flow with a 2D Shallow Water Model", 7th

International River Engineering Conference, Shahid

Bokhove, O., "A Discontinuous Galerkin Finite

Element Model for River Bed Evolution under

Shallow Flows", Computer Methods in Applied

Mechanics and Engineering, Vol. 197, pp. 2930-

3. Tassi, P. A., Rhebergen, S., Vionnet, C. A., and

اهواز، ويرايش دوم، ۱۳۸۴.

[DOR: 20.1001.1.22287698.1396.36.2.6.5]

[DOI: 10.29252/jcme.36.2.139]

DImensional Sediment Transport Equations", *Computers & Fluids*, Vol. 31, pp. 31-56, 2004.

- Caleffi, V., Valiani, A., and Bernini, A., "High-Order Balanced CWENO Scheme for Movable Bed Shallow Water Equations", *Advances in Water Resources*, Vol. 30, pp. 730-741, 2007.
- 9. Sportiello, V., *Implicit Simulations for Morphodynamic Shallow Water Flows*, in Department of Civil and Industrial Engineering, University of Pisa, 2012.
- Delis, A. I. and Papoglou, I., "Relaxation Approximation to Bed-Load Sediment Transport", *Journal of Computational and Applied Mathematics*, Vol. 231, pp. 521-546, 2008.
- Benkhaldoun, F., and Seaïd, M., "Combined Characteristics and Finite Volume Methods for Sediment Transport and Bed Morphology in Surface Water Flows", *Mathematics and Computers in Simulation*, Vol. 81, pp. 2073-2086, 2011.
- 12. Benkhaldoun, F., Seaïd, M., and Sahmim, S., "Mathematical Development and Verification of a Finite Volume Model for Morphodynamic Flow Applications", *Advances in Applied Mathematics and Mechanics*, Vol 3, pp. 470-492, 2011.
- Benkhaldoun, F., Sahmim, S., and Seaïd, M., "A Two-Dimensional Finite Volume Morphodynamic Model on Unstructured Triangular Grids," *International Journal for Numerical Methods in Fluids*, Vol. 63, pp. 1296-1327, 2009.
- 14. Bilanceri, M., Beux, F., Elmahi, I., Guillard, H., and Salvetti, M. V., "Implicit Time Advancing Combined with Two Finite-Volume Methods in the Simulation of Morphodynamic Flows", *Mathematics* and Computers in Simulation, Vol. 99, pp. 153-169, 2014.

- Bilanceri, M., Beux, F., Elmahi, I., Guillard, H., and Salvettia, M. V., "Linearized Implicit Time Advancing and Defect Correction Applied to Sediment Transport Simulations", *Computers & Fluids*, Vol. 63, pp. 82-104, 2012.
- 16. Castro Díaz, M. J., Fernández-Nieto, E. D., Ferreiro, A. M., and Parés, C., "Two-Dimensional Sediment Transport Models in Shallow Water Equations. A Second order Finite Volume Approach on Unstructured Meshes", *Computer Methods in Applied Mechanics and Engineering*, Vol. 198, pp. 2520-2538, 2009.
- 17. Idelsohn, S. R., Oñate, E., Calvo, E., and Del Pin, F. "Meshless Finite Element Ideas", *Proceeding in Fifth* World Congress on Computational Mechanics, Vienna, Austria, 2002.
- Belytschko, T., Lu, Y. Y. and Gu, L., "Element Free Galerkin Methods", *International Journal for Numerical Methods in Engineering*, Vol. 37, pp. 229-256, 1994.
- Grass, A. J., Sediment Transport by Wave and Currents, SERC London Cent. Mar. Technol, Report No, FL29, 1981.
- 20. Liu, G. R., Mesh-Free Methods: Moving beyond the Finite Element Methods, CRC Press, 2003.
- Hudson, J., and Sweby, P. K, "A High-Resolution Scheme for the Equations Governing 2D Bed-Load Sediment Transport", *International Journal for Numerical Methods in Fluids*, Vol. 47, pp. 1085-1091, 2005.
- Belytschko, T., Organ, D., and Krongauz, Y., "A Coupled Finite Element-Element-Free Galerkin Method", *Computational Mechanics*, Vol. 17, pp.186-195, 1995.