کاربرد الگوی WAF در شبیهسازی عددی امواج غلتشی*

على مهدوى(١) ناصر طالب بيدختي(٢)

چکیده در این مقاله الگوی شار متوسط وزندار (WAF) برای حل معادلات غیر خطی آب کم عمق و بررسی تکامل و انتشار امواج غلتشی در آبراهههای با شیب تند به کار رفته است. در حقیقت این الگو دقت شارهای محاسبه شده توسط روش کلاسیک HLL را افزایش می دهد. همچنین الگوی WAF علاوه بر توانایی شبیه سازی ناپیوستگی های مرتبط با امواج غلتشی، یک رهیافت قوی برای از بین بردن ناپایداری های عددی ناشی از عمق ناچیز آب، که معمولاً در شبیه سازی امواج غلتشی مشاهده می شوند، ارائه می نماید. نیم رخهای محاسبه شده عمق آب و سرعت جریان تطابقی رضایت بخش را با حل تحلیلی موجود نشان می دهند. نتایج عددی مربوط به تکامل زمانی دامنه ی موج برای جریان هایی با اعداد فرود مختلف با آنچه که از یک مدل دیگر به دست می آید، مقایسه شده اند. همچنین مقایسه هایی میان نتایج این دو مدل برای تاریخچه ی زمانی عمق آب صورت پذیرفته است. تطابق مشاهده شده، از کارایی و دقت الگوی پیشنهادی در مدل سازی امواج غلتشی حکایت می کند و این در حالیست که الگوی حاضر در پیاده سازی رایانه ای ساده را کارایی و دقت الگوی پیشنهادی در مدل سازی امواج غلتشی حکایت می کند و این در حالیست که الگوی حاضر در پیاده سازی رایانه می ساده راست و به زمان اجرایی کوتاه تر ایر.

واژههای کلیدی معادلات غیرخطی آب کم عمق، موج غلتشی، الگوی تسخیر شوک، شار متوسط وزندار.

Application of WAF Method in Numerical Simulation of Roll Waves

A. Mahdavi N. Talebbeydokhti

Abstract In this paper, the weighted average flux (WAF) method is used to investigate the development and propagation of roll waves in inclined steep channels. In fact, the WAF method improves the accuracy of the classic HLL scheme in evaluating numerical interface fluxes. The present shallow water solver is capable of efficiently capturing flow discontinuities associated with roll waves. In addition, it provides a robust approach to eliminate the numerical instabilities due to small water depths usually encountered in roll wave modeling. The simulated free surface profile and flow velocity show very satisfactory agreement with available analytical solution. The numerical results for time evolution of wave amplitude under different undisturbed Froude numbers are compared with those obtained by another numerical model. Comparisons are also made between water depth time histories computed by these two models. The observed agreement implies the efficiency and accuracy of the present scheme while it is relatively simpler in computer implementation and consumes shorter simulation run times.

Keywords Nonlinear shallow water equations, roll wave, shock capturing scheme, weighted average flux

[🖈] تاریخ دریافت مقاله ۹۰/۷/۲۵ و تاریخ پذیرش آن ۹۱/۱۰/۲۴ میباشد.

⁽۱) نویسندهی مسؤول، دانشجوی دکتری، بخش مهندسی راه، ساختمان و محیط زیست، دانشکده مهندسی، دانشگاه شیراز.

⁽۲) استاد بخش مهندسی راه، ساختمان و محیط زیست، دانشکده مهندسی، دانشگاه شیراز.

مقدمه

با در نظر گرفتن جریانی یکنواخت بر روی بستر دارای اصطکاک در یک مجرای باز شیبدار، هنگامی که عـدد فرود این جریان دستنخوردهی یکنواخت از مقدار مشخصی بیشتر شود، ناپایداری هایی در سطح آزاد جریان رخ میدهد. تحت چنین شرایطی چنانچـه یـک اغتشاش کوچک به جریان دائم یکنواخت اعمال گردد، در نهایت مجموعهای از امواج شکننده یا اُشترک (bore) در الگویی پلهمانند در جریان بهوجود می آیـد. این الگوی ناپیوستهی متناوب به امواج غلتشی (roll waves) موسوم است. امواج غلتشی با سرعت ثابت و تغييرات متوالي رژيم جريان منتشر مىيشوند. جريان فوق بحرانی با گذر از یک پرش هیـدرولیکی در یک چارچوب متحرک با سرعت یکنواخت به جریان زیر بحرانی تبدیل میشود (شکل ۱). به بیان دیگر از دیدگاه ناظری متحرک که با سرعت موج غلتشی به سمت پاییندست جریان حرکت مینماید، نیمرخ موج با تغییرات متوالی جریان فوق بحرانی بـه زیـر بحرانـی همراه است. این در حالیست که از دیـدگاه یـک نـاظر ثابت، جریان در سراسر آبراههی فوق بحرانی میباشد.

امواج غلتشی به صورت معمول در مجاری ساخته-ی دست انسان نظیر آبراه مها و سرریزها به وجود می آیند. این امواج در فلومهای آزمایشگاهی نیز تولید شدهاند [1]. رخداد چنین امواجی علامت این است که شدیرات در جریان و عمق آب می تواند قابل توجه باشد. همچنین وجود امواج غلتشی ممکن است سبب مرریزی از کنارههای آبراهه گردد. این امر مشکلاتی عملی برای مهندسان هیدرولیک به همراه دارد [2]. هرچند امواج غلتشی اغلب در مجاری مصنوعی رخ می دهند، این امواج در جریان های طبیعی نیز دیده شدهاند که از آن جمله می توان به آبراه مهای یخی، شدهاند که از آن جمله می توان به آبراه مهای یخی، شروان های ثقلی در آزمایشگاه، اقیانوس و دریاچه ها اشاره نمود [3]. علاوه بر این، اغتشاشات شبیه به امواج

غلتشی در موارد گوناگون دیگری نظیر جریان چند فازی [4]، جریان گل [5] و جریان در مجاری کشسان مانند جریان هوا و خون در رگ [6]، رخ میدهند.

بخش عمدهای از تحقیقات مرتبط با امواج غلتشی به تعیین شرایط لازم برای شکل گیری امواج غلتشی اختصاص یافته است. رهیافت اساسی در این زمینه عبارت است از بررسی پایداری یک جریان یکنواخت بر روی شیب ثابت که اغتشاشی بر سطح آزاد آن اعمال گردیده است. در مطالعات پیشین، با حل معادلات ناویر –استوکس برای جریان لایهای و اعمال اغتشاشات سینوسی بر سطح آزاد جریان، عدد فرود آستانه برای رخداد موج غلتشی در حدود 5.0 = F_0 تعیین شده است [8, 7]. همچنین برای جریانهای شفته، با در نظر گرفتن یک آبراههی عریض، توزیع سرعت یکنواخت و ضریب اصطکاک ثابت، عدد فرود آستانهی رخداد موج غلتشی برابر با 2 = F_0 به دست می آید [1, 9].

باید توجه داشت که رخداد امواج غلتشی به وجود اصطکاک در مقابل جریان بستگی دارد و در صورت عدم وجود اصطکاک موج غلتشی شکل نمی گیرد [10]. همچنین می توان شرایط لازم برای تشکیل این امواج را بر مبنای مقاومت جریان بهدست آورد [11]. با این وجود امواج غلتشی بر روی بسترهای بسیار نامنظم به وجود نمی آیند [12]. به بیان دیگر مقاومت بیش از حد جریان مانع از شکل گیری امواج غلتشی می گردد به طوری که برای تشکیل امواج غلتشی بایستی مقاومت جریان از یک مقدار مشخص کم تر باشد [13]. شایان ذکر است پدیده ی امواج غلتشی می تواند پتانسیل فرسایش خاک را افزایش دهد. دلیل این امر تغییرات زمانی و مکانی جریان در خلال رخداد چنین امواجی گزارش شده است [14,15].

نشریه مهندسی عمران فردوسی

44



شکل ۱ انتشار امواج غلتشی در یک آبراهه که با تغییرات متوالی جریان از حالت فوق بحرانی(sup) به حالت زیر بحرانی(sub) در یک چارچوب متحرک از طریق ایجاد پرش هیدرولیکی همراه است [20]

جریان یافته بر بستر شیبدار را مطالعه نمود [19]. این محقق با بهکارگیری روش تفاضل محدود برای حل معادلات حاکم، تکامل خطی و غیرخطی اغتشاش اولیه را بررسی نمود. (2006) Que and Xu با ارائهی یک مدل حجم محدود که در آن از الگوی موسوم به (Bhatnagar, Gross and Krook) برای حل معادلات آب کم عمق استفاده شده بود، به بررسی شکل گیری و تکامل امواج غلتشی پرداختند [20]. با وجود توانایی الگوی BGK در شبیه سازی جریان های مختلف، این الگوی عددی در پیاده سازی رایانه ای پیچیده است و در مقایسه با الگوی مورد استفاده در این مطالعه به زمان اجرای طولانی تری نیاز دارد.

در این مقاله پس از تشریح معادلات حاکم، جزئیات روش عددی مورد استفاده برای تخمین شار عددی و چگونگی پیادهسازی عبارت چشمه در مدل عددی به تفصیل ارائه می گردد. در ادامه پس از بیان معیار ناپایداری جریان و شرایط اولیه و مرزی برای شبیهسازی موج غلتشی، با طرح یک آزمون کلاسیک شکست سد و مقایسهی نتایج با حل تحلیلی موجود، توانایی مدل در شبیهسازی یک جریان ناپیوسته مورد ارزیابی قرار می گیرد. همچنین مقایسهای از نتایج مدل عددی و حل تحلیلی برای یک موج غلتشی ارائه نواهد گردید. آنچه کمتر در متون علمی پیشین مورد توجه قرار گرفتهاست چگونگی شکل گیری نیمرخ مطح آزاد در حالات آستانهی رخداد و عدم رخداد انتهای این نوشتار بررسی خواهند شد.

به احتمال قوی Thomas اولین محققی بود که امواج غلتشی بزرگ دامنیه (large-amplitude) را بەصورت تحلیلی توصیف نمود[11,16]. وی با در نظر گرفتن یک موج متناوب با شکل و سرعت ثابت، به تولید نظری نیمرخی شبیه به نیمرخ امواج غلتشی پرداخت. بر مبنای ایدهی بنیادین این محقق، Dressler حلی بسته برای امواج غلتشی دائمی در یک آبراههی عريض با اصطكاك ثابت ارائه داد [13]. پس از آن Brock به توسعهی یک مدل نظری بر مبنای معادلات غیر خطی آب کے عمق (nonlinear shallow water equations) پرداخت [17]. ایس معادلات که بر فرض توزیع فشار هیـدرو اسـتاتیک و سرعت متوسط گیری شده در عمق استوارند برای شبیهسازی جریان هایی که در آن بعد عمودی جریان از بعد افقی آن بسیار کوچکتر است، بـه کـار مـیرونـد. تاكنون محققان بسياري بر پايهي اين معادلات به بررسی جنبههای مختلف شکل گیری و انتشار امواج غلتشى پرداختەاند.

Liu و همکاران (۲۰۰۵) به کمک معادلات غیرخطی آب کم عمق به بررسی جریان شیاری (rill flow) پرداختند [18]. این محققان بر مبنای کارهای گذشته [13,17] و با فرض برابری عمق متوسط جریان و عمق جریان یکنواخت، ضمن ارائه ی روابطی برای نیمرخ و سرعت موج نشان دادند که پدیدار شدن امواج غلتشی، افزایش تنش برشی جریان را به همراه دارد و از همین روی سبب تسریع فرآیند فرسایش خاک و تولید شیارهایی در سطح خاک می گردد. آب کم عمق، شکل گیری امواج غلتشی در سیلاب های که در آن Δx اندازهی سلول محاسباتی و Δt گام زمانی می باشد. پایین نوشت i معرف مرکز سلول محاسباتی i ($x = x_i$) و بالانوشت های n و 1+1 به ترتیب نشاندهنده ی گامهای زمانی معلوم و مجهول می باشند. $F_{i+1/2}$ و $F_{i+1/2}$ نیز که به شارهای بین سلولی موسومند، به ترتیب به شار عددی در نقاط $x = x_{i+1/2}$ مرز (مرز بین سلول های i و i+1) و $x = x_{i-1/2}$ (مرز بین سلولهای 1-1 و i) اشاره می نمایند. در قسمت بعد به چگونگی تخمین این شارهای عددی پرداخته می شود.

الگوی شار متوسط وزندار برای معادلات آب کمعمق

تاکنون برای حل عددی دستگاه معادلات پایستار روشهای گوناگونی طراحی شده و بهکار رفته است. این روشها عموماً در قالب روشهای اجزای محدود، المان محدود و حجم محدود طبقهبندی می شوند. از این میان، روش حجم محدود از آنجایی که در حل جریانهای ناپیوسته به عبارتهای اضافی نظیر لزجت مصنوعی نیاز ندارد و خاصیت پایستاری معادلات را به خوبی حفظ می نماید از مقبولیت بیشتری بر خوردار

روش های گودانف (Godunov methods) که با حل مسألهی ریمان در مرز هر سلول همراه میباشند و از جهات انتشار موج برای تخمین شار بین سلولی بهره میبرند، یکی از مهم ترین زیرمجموعه های روش حجم محدود به شمار میروند. Brook و همکاران (۱۹۹۹) ضمن استفاده از روش گودانف برای حل جریان در لوله های تغییر شکل پذیر نشان دادند نتایج حاصل در مقایسه با الگوی تفاضل محدود مک کورمک (MacCormack) از دقت بیش تری بر خوردار است

در این مطالعه برای تخمین شار عـددی از الگـوی شار متوسط وزندار (WAF) (Weighted Average) (Flux) که روشی از نوع گودانف است و یک حلکننده

معادلات حاكم

معادلات آب کمعمق دارای کاربردهای وسیعی در مهندسی هیدورلیک و مهندسی سواحل میباشد. این معادلات که در واقع قوانین بقای جرم و اندازه حرکت را بیان میکنند، تاکنون در شبیهسازی پدیدههایی نظیر امواج جذر و مد در مصبها و آبهای ساحلی، انتشار امواج أشترک، انتشار و بالاروی امواج بلند، پرش هیدرولیکی ایستا و جریان رودخانه و مجاری باز، با موفقیت به کار گرفته شدهاند. معادلات آب کمعمق در حالت پایستار (conservative form) و یک بعدی به شکل زیر نوشته می شوند:

 $\frac{\partial \mathbf{V}}{\partial t} + \frac{\partial \mathbf{F}(\mathbf{V})}{\partial \mathbf{x}} = \mathbf{S}(\mathbf{V})$

رابطـهی فـوق در واقـع دسـتگاهی از معـادلات غیرخطی هذلولوی بوده که در آن V بردار متغیـرهـای پایسـتار، (F(V) بـردار شـار (flux vector) و (S(V) عبارت چشمه (source term) نامیده می شوند:

$$\mathbf{V} = \begin{bmatrix} \mathbf{h} \\ \mathbf{h}\mathbf{u} \end{bmatrix}, \quad \mathbf{F}(\mathbf{V}) = \begin{bmatrix} \mathbf{h}\mathbf{u} \\ \mathbf{h}\mathbf{u}^2 + \frac{1}{2}\mathbf{g}\mathbf{h}^2 \end{bmatrix},$$
$$\mathbf{S}(\mathbf{V}) = \begin{bmatrix} \mathbf{0} \\ \mathbf{g}\mathbf{h}\mathbf{S}_0 - \mathbf{C}_f\mathbf{u}^2 \end{bmatrix}.$$
(Y)

در رابطهی فوق g شتاب گرانش، x مختصات افقی، t زمان، S_0 شتاب گرانش، x مختصات افقی، t زمان، S_0 شیب بستر، u=u(x,t) سرعت افقی متوسط گیری شده در عمق و C_f ضریب اصطکاک بستر میباشند [20]. معادلهی (۱) تحت عنوان صورت دیفرانسیلی معادلات بقای جرم و بقای اندازهی حرکت شناخته میشود و استفاده از آن تنها در مواردی که جوابها هموار میباشند، صحیح است. هنگامی که یک ناپیوستگی در جریان وجود دارد، بایستی از حالت انتگرالی معادلات استفاده شود. معادلهی (۱) پس از انتگرال گیری در حجم کنترل بهصورت زیر قابل بیان است [21]:

$$\frac{V_{i}^{n+1} - V_{i}^{n}}{\Delta t} = -\frac{F_{i+1/2} - F_{i-1/2}}{\Delta x} + S_{i}$$
(Y)

(1)

تقریبی مسأله ی ریمان به شمار می رود، استفاده گردیده است. بر اساس این الگو، شار عددی در مرز هر سلول به صورت ترکیبی وزندار از شارهای مرکزی سلولهای چپ و راست مرز و شار در ناحیه ی میانی موسوم به ناحیه ی ستاره تخمین زده می شود (شکل ۲). شار ناحیه ی ستاره تخمین زده می شود (شکل ۲). شار عددی در ناحیه ی ستاره (*F(V)، با استفاده از حل Harten, Lax) (HLL) (Scher Lack) (ستفاده از حل ننده ی تقریبی ریمان از نوع (HLL) (Harten, Lack) Scher Lack) با توجه به شارهای چپ و راست $F(V^*) = \frac{S_R F(V_L) - S_L F(V_R) + S_R S_L (V_R - V_L)}{S_R - S_L}$ (۴)

که در آن
$$\mathbf{S}_{L} = \mathbf{V}_{i}$$
 و $\mathbf{V}_{R} = \mathbf{V}_{i+1}$ و $\mathbf{V}_{L} = \mathbf{V}_{i}$ قم چنين \mathbf{S}_{L} و راست
 \mathbf{S}_{R} به ترتيب به سرعت موج در سمت چپ و راست
مرز $1+1/2$ اشاره می کنند. برای تخمین این سرعتها
از روابط زیر استفاده می شود [23]:
 $\mathbf{S}_{R} = \max(\mathbf{u}_{R} + \sqrt{gh_{R}}, \mathbf{u}^{*} + \sqrt{gh^{*}})$
 $\mathbf{S}_{L} = \min(\mathbf{u}_{L} - \sqrt{gh_{L}}, \mathbf{u}^{*} - \sqrt{gh^{*}})$
(۵)

در عبارات فوق h و u به ترتیب مقادیر عمق و سرعت جریان در ناحیه ستاره میباشند که بـه صـورت زیر قابل محاسبهاند:

$$h^{*} = \frac{1}{g} \left[\frac{1}{2} (\sqrt{gh_{L}} + \sqrt{gh_{R}}) + \frac{1}{4} (u_{L} - u_{R}) \right]^{2}$$
$$u^{*} = \frac{1}{2} (u_{L} + u_{R}) + \sqrt{gh_{L}} - \sqrt{gh_{R}}$$
(9)

برای ساختاری شبیه به آنچه در شکل (۲) نشان داده شده است، شار WAF در مرز i+1/2 به صورت زیر قابل بیان است [21]:

$$F_{i+1/2}^{WAF} = \sum_{k=1}^{N+1} w_k F_{i+1/2}^{(k)} \tag{V}$$

با تعریف عـدد کورانـت مـوج k بـهشـکل
k بـا تعریف عـدد کورانـت مـوج
$$S_k$$
 بـهشـکل
c $c_k = S_k \Delta t / \Delta x$
 $m_k = S_k \Delta t / \Delta x$
 $m_k = \frac{1}{2}(c_k - c_{k-1}), \quad c_0 = -1, \quad c_{N+1} = 1$ (A)

در روابط (۸ و۷)، N تعداد معادلات پایستار (برای دستگاه معادلات یک بعدی آب کمعمق: (برای دستگاه معادلات یک بعدی آب کمعمق: (N = 2) و $F_{i+1/2}^{(k)}$ بیانگر شار عددی در بازه N + 2 deb X است (شکل ۲). با اعمال شرط موسوم به Total Variation (TVD) (100) (100) (100) (100) (100) (100) results and the set of t

که در آن () sign به تابع علامت اشاره می نماید. با تعریف شارهای $(F_{i+1/2}^{(2)} = F(V^*)$, $(F_{i+1/2}^{(1)} = F(V_L)$ و $F_{i+1/2}^{(2)} = F(V^*)$, $F_{i+1/2}^{(1)} = F(V_R)$ $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k+1)} - F_{i+1/2}^{(k)}$ (P), $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k+1)} - F_{i+1/2}^{(k)}$ (P), $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k)} - F_{i+1/2}^{(k)}$ (P), $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k)} - F_{i+1/2}^{(k)})$ (P), $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k)} - F_{i+1/2}^{(k)})$ (P), $(F_{i+1/2}^{(k)} = F_{i+1/2}^{(k)} - F_{i+1/2}^{(k)})$ (P), (

$$\phi_{i+1/2}^{(k)} = 1 - (1 - |c_k|).$$

$$\max\left[0, \min(1, 2r^{(k)}), \min(2, r^{(k)})\right] \qquad (1 \cdot 1)$$

www.SID.ir

نشريه مهندسي عمران فردوسي



شکل ۲ ساختار الگوی WAF در مرز سلول محاسباتی برای حل معادلات یکبعدی آب کمعمق

از سه معادلهی مقدار اولیه است در الگویی متوالی حل		
		مي گردد.
ODEs:	$\frac{\mathrm{d}\mathbf{V}}{\mathrm{d}\mathbf{t}} = \mathbf{S}(\mathbf{V}) \bigg\} \underbrace{\Delta \mathbf{t}'}_{\mathbf{V}^{(1)}} \mathbf{V}^{(1)}$	
ICs:	V ⁿ	
PDEs:	$\frac{\partial V}{\partial t} + \frac{\partial F}{\partial x} = 0 \bigg\} \underbrace{\Delta t}_{V^{(2)}} V^{(2)}$	(17)
ICs:	$\mathbf{V}^{(1)}$	
ODEs:	$\frac{\mathrm{d}\mathbf{V}}{\mathrm{d}t} = \mathbf{S}(\mathbf{V}) \left\{ \underbrace{\Delta t'}_{\mathbf{V}^{n+1}} \mathbf{V}^{n+1} \right\}$	
ICs:	$\mathbf{V}^{(2)}$	

که در آن $\Delta t / 2 = \Delta t$ میباشد. فرآیند حل سهمرحلهای دستگاه فوق بدین نحو قابل تشریح است: در مرحلهی اول با استفاده از مقادیر جریان در گام زمانی قبل بهعنوان شرط اولیه، یک معادلهی دیفرانسیل معمولی که در برگیرندهی عبارت چشمه است، حل می گردد و شرط اولیه الگوی WAF بهدست می آید. می گردد و شرط اولیه الگوی WAF بهدست می آید. اولیه در مرحله سوم برای حل معادلهای نظیر مرحلهی اول اعمال می گردد تا مقدار متغیرهای جریان در گام جدید زمانی حاصل شود. به طور خلاصه این فرآیند حل به شکل $V^{n+1} = A^{(\Delta t')} H^{(\Delta t)} A^{(\Delta t')} V^n$ نیز قابل بیان است که در آن A و H به ترتیب عملگر عبارت چشمه و عملگر معادلهی همگن نامیده می شوند. در مطالعهی کنونی از الگوی انتگرال گیری ذوزنقهای برای $r^{(k)} = \begin{cases} \frac{\Delta h_{i-1/2}^{(k)}}{\Delta h_{i+1/2}^{(k)}} & \text{for } c_k > 0, \\ \\ \frac{\Delta h_{i+3/2}^{(k)}}{\Delta h_{i+1/2}^{(k)}} & \text{otherwise.} \end{cases}$ (۱۱)

در رابطهی فوق، $(\Delta h_{i+\alpha}^{(k)}, \frac{1}{2}, \frac{1}{2}, \frac{1}{2}, \frac{1}{2}, \frac{1}{2})$ پرش در متغیر h در خلال موج k میباشد [21]. شایان ذکر است که روش WAF با اعمال اندکی تغییر در سرعتهای موج، بهراحتی برای مسائلی که بخشی از ناحیهی محاسباتی در ابتدا یا در خلال محاسبات ناحیهی محاسباتی در ابتدا یا در خلال محاسبات میتوان از این روش برای شبیه سازی مرز متحرک خط ساحلی و مطالعهی پدیده های انتشار و بالاروی امواج منفرد بهره جست [24].

پیادهسازی عبارت چشمه در الگوی عددی آنچه در بخش پیشین به تفصیل بیان گردید، تنها برای صورت همگن معادلات آب کمعمق (یعنی 0 = (S(V)) قابل استفاده است. در حضور عبارت چشمه، میتوان الگوی WAF را بدون تغییر بهکار برد به شرطی که عبارت چشمه طی یک یا چند گام جداگانه انتگرالگیری، وارد محاسبات گردد [21, 24]. در مطالعهی حاضر برای دستیابی بهدقت مرتبهی دوم در زمان، دستگاه معادلات زیر که متشکل گردیده است. این عملگر ضمنی دارای دقتی از مرتبهی دو است و برای معادلهی مرحلهی اول با رابط می زیـر داده می شود (پیوست الف):

$$\left[I - \frac{\Delta t'}{2} \left(\frac{\partial S(V)}{\partial V}\right)_{i}^{n}\right] \Delta V_{i} = \Delta t' S(V_{i}^{n})$$
(17)

 $\Delta \mathbf{V}_i = \mathbf{V}_i^{(1)} - \mathbf{V}_i^n$ که در آن **I** ماتریس واحد است و میباشد. عبارت معرف پرش در متغیرهای پایستار میباشد. عبارت $\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})/\partial \mathbf{V}$ در سمت چپ رابطهی فوق بیانگر ماتریس ژاکوبین بردار چشمه میباشد.

از آنجاییکه الگوی WAF، الگویی صریح می باشد، پایداری محاسبات با اعمال معیار کورانت- فردریش-لویی(CFL) بر مقدار گام زمانی تأمین می شود.

$$\Delta t = C_n \min_i \frac{\Delta x}{\left| u_i \right| + \sqrt{gh_i}}, \quad 0 < C_n \le 1 \quad (1\%)$$

که در آن _n CFL میباشد. رابطهی فوق بیان میکند که در یک گام زمانی موج نباید مسافتی بیش از طول یک گام مکانی را طی کند.

شرایط هیدرولیکی جریان ناپایدار حل جریان یکنواخت بهصورت h = h و u = u برای معادلات غیر خطی آب کمعمق از توازن میان نیروهای گرانش و اصطکاک بر روی یک شیب ثابت حاصل می شود به نحوی که:

$$\mathbf{g}\mathbf{h}_0\mathbf{S}_0 = \mathbf{C}_f \mathbf{u}_0^2 \tag{12}$$

امواج غلتشی معمولاً بر روی آبراهههای دارای شیب تند با عدد فرود جریان بزرگتر از ۲ (u₀ > 2\sqrt{gh_0 اتفاق میافتند [1]. این موضوع با توجه به رابطهی (۱۵) بهشکل زیر قابل بیان است.

$$S_0 > 4C_f$$
 (1۶)
رابطه فوق که نشان دهندهی شرایط ناپایدار جریان
است، در حقیقت بیانگر عدول از معیار پایداری جریان
یکنواخت ($u_0 \le 2\sqrt{gh_0}$) میباشد. این معیار براساس
تحلیل خطی پایداری استوار است.

همانطور که قبلاً اشاره شد امواج غلتشی با اعمال یک اغتشاش به جریان ناپایدار بهوجود می آیند. با در نظر گرفتن شکل سینوسی برای این اغتشاش، شرایط اولیهی عمق جریان عبارت است از:

 $h(x,0) = h_0 \left[1 + \varepsilon \sin(k_w x) \right]$ (1V)

که در آن k_w به حاصل ضرب عدد موج (wavenumber) در عدد π اشاره می نماید و π عامل بزرگ نمایی (amplification factor) اغتشاش اولیه می باشد که برابر است با نسبت دامنه ی اغتشاش به عمق جریان اولیه یی یکنواخت. در محاسبات صورت پذیرفته در این تحقیق عامل بزرگ نمایی برابر با ۰/۵٪ عمق اولیه ی جریان یکنواخت در نظر گرفته شده است به عبارت دیگر 0.005=ع می باشد. هم چنین سرعت اولیه ی جریان به شکل زیر اعمال می شود [20]:

$$u(x,0) = u_0 + r_p \varepsilon \sin(k_w x + \theta_p)$$
(1A)

که در آن دو متغیر θ اختلاف فاز میان عمق و سرعت اغتشاش و ضریب r_p ، هر دو توابعی از سرعت اولیه یجریان یکنواخت و عدد موج و فرکانس زاویه ای اغتشاش می باشند [20]. در مدل عددی، شرایط مرزی در دو انتهای چپ و راست دامنه ی محاسباتی به صورت دوره ای (periodic) در نظر گرفته شده است. بر این اساس در هر لحظه مقادیر متغیرهای جریان در دو مرز انتهایی با یکدیگر برابر می باشد. به عبارت دیگر:

49

افزایش دقت مدل با زیاد شدن تعداد سلولهای محاسباتی بهروشنی قابل مشاهده است. همچنین نتایج شبیهسازی سرعت جریان در زمان t=1.0 s در شکل(۳- ج) با جواب تحلیلی مقایسه شده است. تطابق میان نتایج این آزمون و حل تحلیلی، تأکیدی بر ویژگی تسخیر شوک مدل ارائهشده می باشد.



شکل ۳ الف: نیمرخ طولی موج ناشی از شکست سد، ب: جزئیات جبههی موج، ج: سرعت جریان در زمان t =1.0s

$$V(x_{L},t) = V(x_{R},t)$$
⁽¹⁹⁾

که در آن _L x و _R بهترتیب به مختصات مرزهای چپ و راست ناحیهی حل اشاره می نمایند. در تحقیقی (2002) Zanuttigh and Lamberti (2002) به کمک روش WAF به مطالعه ی امواج غلتشی پرداختند [25]. مدل این محققان به داده های سرعت و دامنه ی موج غلتشی به عنوان شرط مرزی بالادست نیازمند می باشد و این در حالی است که مدل توسعه یافته در مطالعه ی حاضر با توجه به شرط مرزی اعمالی رابطه ی (۱۹) به داده های یادشده نیازی ندارد و این شرط مرزی با خاصیت دوره ای امواج غلتشی هم خوانی دارد.

نتايج و بحث

شکست سد. بررسی امواج ناشی از شکست سد، یک مسألهی بسیار جالب نظری و در عین حال کاربردی در مهندسي هيدروليک ميباشد. بـ معنوان اوليين آزمون محاسباتي، الگوي عددي ارائەشدە براي شبيەسازى امواج ناشی از شکست سد بهکار میرود. در این مثال، آب ساكن بالادست به عمـق h1 = 1.0 m بـهوسـيلهي یک دیوارهی قائم (سد) که در وسط کانالی به طول L=10 m قرار دارد، از آب ساکن پایین دست به عمق $h_2 = 0.05 \text{ m}$ جدا می شود. در این حالت نسبت عمــق آب يــايين دســت بــه بالادســت برابــر بــا مى باشىد و مرزھاى چىپ و راست $h_2/h_1 = 0.05$ دامنهی محاسباتی با شرط مرزی غیر بازتابی (non reflective) در مدل عددی گنجانده می شوند. در لحظهی t = 0 دیرواره به صورت ناگهانی برداشته می شود و یک موج اُشترک به سمت پایین دست و یک موج منفى به سمت بالادست انتشار مىيابند. مقايسـهى نتایج حاصل از شبیهسازی عددی برای نیمرخ سطح آزاد جریان در زمان t = 1.0 s با حل دقیق [21] در شکل (۳- الف) نشان می دهد که الگوی عددی ارائه شده به خوبی قادر به شبیهسازی ناپیوستگی عمق در جبهه ی اُشترک می باشد. در شکل (۳- ب) روند

جریان فوق بحرانی قبل از پرش میانجامد. به همین منظور بایستی نیروی مخصوص بعد از پرش نیز افزایش یابد تا تعادل نیروی مخصوص (با احتساب نیروی اصطکاک بستر) برقرار گردد. بهروشنی افزایش نیروی مخصوص بعد از پرش سبب می شود که جریان زیر بحرانی عمق بیشتر و عدد $F_{\rm mr}$ کمتری را تجربه نماید ((min) عمق بیشتر و عدد استانه رخداد موج نتایج نشان می دهد برای حالت آستانه رخداد موج غلتشی، جریان از دیدگاه ناظر متحرک، بحرانی غلتشی ($F_{\rm mr}$ (min) = $F_{\rm mr}$ (max) = 1

مقایسهی تاریخچهی زمانی عمق و سرعت جریان در وسط آبراهـه (x = 1.0 m) در شـكل(۸) حـاكي از تطابق رضایتبخش نتایج مدل حاضر با نتایج مدل Que and Xu [20] مىباشد. ھمچنين اين محققان با فرض تغییرات نمایی دامنه اغتشاش، یک رابطهی لگاریتمی برای رشد و زوال دامنه یموج بهدست آوردند که در محدودهی خطی صادق است و لگاریتم طبیعی دامنهی موج را بهصورت تابعی خطبی از زمان بیان میکند. با این وجود، بـا گذشـت زمـان و اهمیـت یافتن اثرات غیرخطی، رشد دامنهی موج کُند می گردد و در نهایت متوقف میشود. این موضوع در شکل(۹)، که لگاریتم طبیعی دامنهی موج بر حسب زمان برای اعداد فرود مختلف را نشان می دهد، به خوبی نمایان است. شرایط جریان و اغتشاش درست مانند حالت قبل در نظر گرفته شدهاند. در زمانهای اولیه، تغییرات زمانی دامنهی موج تطابقی قابل قبول با رابطهی تحلیلی ارائه شده در [20] نشان می دهد، حال آن که با گذشت زمان دامنه موج به مقدار ثابتی میرسد. بازهی زمانی بروز رفتار خطی مـوج بـا کـاهش عـدد فـرود جريـان يكنواخت، طولاني تر مي شود. براي فراهم آوردن امكان مقایسه در ناحیهی غیرخطی، نتایج مدل BGK نیز در شکل (۹) آورده شده است. همانطور که مشاهده می شود هر دو مدل در پیش بینی دامنه موج تکامل یافت. برای اعداد فرود مختلف جوابهای یکسانی بهدست دادەاند.

شبيەسازى موج غلتشى

در این بخش الگوی عددی پیشنهادی برای مدلسازی فرآيند تكامل اغتشاش و ايجاد موج غلتشي مورد استفاده قرار می گیرد. یک جریان دائم یکنواخت با شرایط $C_{\rm f}=0.006$ و $q_{\rm 0}=0.001~{\rm m}^2{\rm s}^{-1}$, $F_{\rm 0}=2.5$ در $k_w = 10\pi$ تحت اغتشاشی با مشخصات t = 0 لحظهی و ۵.005=٤ قرار دارد. شیب بستر بنا بر رابطهی (۱۵) برابر با S₀ = 0.0375 محاسبه گردیـده و دامنـهی $x_L = 0$ محاسباتی به طول L = 2.0 m با اختصاص و x_R = 2.0 m تعریف می شود. در شکل (۴)، تکامل این اغتشاش و روند شکل گیری موج غلتشی در زمان های مختلف به تصویر کشیده شده است. پس از گذشت زمان موج به تکامل نهایی خود رسیده و قطار موج متشكل از پنج موج متوالي، بدون تغيير شكل بـ سرعت ثابت در طول آبراهه به پایین دست انتشار می یابد. نیم رخ این قطار موج و سرعت جریان در شکل(۵) با حل تحلیلی ارائیه شده در [13] مقایسه شدهاند. بیشینه خطای محاسباتی (یعنی: در حضيض موج $(\max(|h_{numerical} - h_{analytical}| / h_{analytical}))$ رخ میدهد و برابر با ۰/۰٪ میباشد.

همان طور که در بخش مقدمه بیان شد، شکل گیری امواج غلتشی با تغییرات متوالی رژیم جریان در طول آبراهـه همـراه است. تحت همان شـرایط جریان و اغتشاش پیشین، چنانچه ناظری با سرعت موج غلتشی با جریان حرکت نماید، عدد فرود جریان از دیدگاه وی مطابق با آنچه که در شکل (۶) به تصویر کشیده شـده تغییر مینماید. تحت شـرایط مـذکور، سـرعت ثابـت حرکت موج غلتشی برابـر با ⁻⁻ ms در عدی نابـت همچنین نتایج نشان میدهد که با افـزایش عـدد فـرود جریان اولیه F_0 ، عـدد فـرود از دیـدگاه نـاظر متحـرک مینماید (شکل ۷). دلیل این امر این است کـه افـزایش مینماید (شکل ۷). دلیل این امر این است کـه افـزایش F_0 سـبب افـزایش F_{mr} (max) قبل از شکل ۷) و نیروی مخصوص (specific force) قبل از

سال بیست و پنجم، شماره یک، ۱۳۹۲

x 10

Water Depth (m) w

2L 0



شکل ۵ مقایسه ی نتایج مدل عددی و حل تحلیلی [13] برای (الف): نيم رخ سطح آزاد و (ب): سرعت جريان در طول آبراهه

نشريه مهندسي عمران فردوسي www.SID.ir

سال بیست و پنجم، شماره یک، ۱۳۹۲

L=2.0~m سرعت جریان در وسط آبراههای به طول



در حالت حدى $F_0 = 2$ كه آستانهى رخداد موج غلتشی بهشمار میرود، همانگونـه کـه انتظار مـیرود هیچگونه تغییری در دامنهی موج شبیهسازی شده بهوجود نیامده است. همچنین برای اعداد فرود کوچکتر از این مقدار حـدی، تغییـرات دامنـهی مـوج نسبت به زمان دارای سیری نزولی میباشد. ایـن زوال دامنه به همراه آستانهی رخداد موج غلتشی در شکل (۱۰) در قالب نیمرخهای سطح آزاد جریان بهتصویر کشیده شدهاند. بهروشنی در حالت F₀ = 1.5 همانطور که شرایط جریان پایدار ایجاب مینماید، دامنهی اغتشاش با گذشت زمان مستهلک گشته و از بين رفته است (شكل ١٠-الف). حال أنكه براي ، ھرچند تقارن اولیہ موج تاحدودی $F_0 = 2$ دستخوش تغییر گردیده است (این موضوع در نتایج مدل BGK نیز دیده می شود)، نیمرخی با دامنه ی ثابت نسبت به زمان مشاهده مي شود (شکل ۱۰ – ب). براي حالات نشان داده شده در شکل (۱۰)، تغییرات زمانی عمق جریان در وسط آبراهه با آنچـ ه کـ مـدل BGK بهدست داده است، در شکل (۱۱) مقایسه گردیده است. برای حالت $F_0 = 1.5$ این دو الگو زوال دامنه ی





شکل ۱۰ نیم رخ سطح آزاد در طول آبراهه به صورت تابعی از زمان و مقایسه ی آن با مدل BGK. (الف): اضمحلال اغتشاش برای $F_0 = 1.5$ و (ب): آستانه ی رخداد موج غلتشی در $F_0 = 2$

سال بیست و پنجم، شماره یک، ۱۳۹۲

اغتشاش را با روندی مشابه و تطابقی قابل قبول پیش بینی کردهاند (شکل ۱۱– الف). دو خط افقی بالا و پایین در شکل (۱۱– ب) بیشینه و کمینهی عمق را مطابق با دیدگاه نظری نشان میدهند. بر این اساس، بیشینه و کمینهی عمق برای آستانهی رخداد موج فلتشی به ترتیب با روابط $h_{(3+1)} = h_{max}$ و $h_{max} = (1-\varepsilon)h_0$ قابل بیان می باشند. همان طور که در شکل (۱۱– ب) مشاهده می شود، مدل حاضر عدم رشد و عدم زوال دامنه (دامنه ثابت) برای آستانهی رخداد موج فلتشی را تا حدودی به تر شبیه سازی نموده است.

شکل (۱۲) لگاریتم طبیعی دامنه یموج بر حسب پارامتر k (حاصل ضرب عدد موج در عدد 2π) برای اعداد فرود مختلف را نشان می دهد. نتایج حاکی از آن است که بهازای هر عدد فرود ثابت، افزایش k با کاهش دامنه یموج همراه است. شایان ذکر است که افزایش عدد موج به معنی کاهش طول موج می باشد. علاوه بر این، بهازای هر k ثابت، افزایش عدد فرود سبب افزایش دامنه یموج غلتشی گردیده است.

Lukáčová-Medviďová and Teschke (2006) ضمن انجام مقايسه بين الگوهاي مختلف حل عددي معادلات آب کمعمق بر اهمیت زمان مورد نیاز برای انجام محاسبات رایانهای (زمان پردازندهی مرکزی: CPU time) تأکید و از آن به عنوان معیاری جهت ارزیابی بهینه بودن مدل عددی یاد کردند [26]. بههمین منظور در ایـن مطالعـه مقایسـهای میـان زمـان پردازندهی مرکزی مدل حاضر و مدل BGK تحت شرایط مشابه جریان صورت پذیرفت. برای انجام این مقایسه ۵۰ ثانیه از جریان با استفاده از ۱۰۰۰ سلول محاسباتی و عدد CFL برابر با $C_n = 0.65$ توسط این دو مدل بر روی رایانهای با پردازندهی مرکزی 3.20GHz شبيهسازى گرديد. برنامەھا تحت شرايطى یکسان در محیط FORTRAN 90 اجرا شدند. همان طور که نتایج این مقایسه در شکل (۱۳) نشان میدهد، الگوی پیشنهادی در این مطالعه به زمان اجرایی حدوداً یکسوم زمان اجرای مدل BGK برای حل مسائل مشابه احتياج دارد.



نشریه مهندسی عمران فردوسی www.SID.ir



شکل ۱۳ زمان مصرفی پردازندهی مرکزی جهت شبیهسازی پنجاه ثانیه از جریان برای اعداد مختلف فرود اولیه با استفاده از مدل حاضر و الگوی BGK

نسبت به پارامتر k_w (حاصل ضرب عدد موج در عدد 2π) بررسی گردید و نشان داده شد که بهازای هر عدد فرود ثابت با افزایش طول موج غلتشی دامنه یموج نیز افزایش می یابد. علاوه بر آن، نتایج حاکی از آن است که با افزایش عدد فرود جریان اولیه F_0 ، عدد فرود از دیدگاه ناظر متحرک F_{mr} در محدوده ای گسترده تر تغییر می نماید که این به معنی عمیق تر شدن حضیض موج و افزایش ارتفاع قله ی موج است. دو موضوع اخیر در متون علمی پیشین کم تر مورد اشاره قرار گرفته است.

استفاده از الگوی حاضر و الگوی BGK برای بررسی تغییرات زمانی دامنه موج حاکی از تطابق نتایج این دو الگو برای اعداد فرود مختلف می باشد. این در حالی است که الگوی پیشنهادی در پیادهسازی رایانه ای بسیار ساده تر است و برای شبیه سازی یک جریان حاوی ناپیوستگی نظیر امواج غلتشی به زمان محاسباتی نسبتاً ناچیزی نیاز دارد.

سپاسگزاری

بدینوسیله نویسندگان مقاله از آقای Que Yin-Tik و پروفسور Kun Xu از دانشگاه علم و فناوری هونگ کنگ (HKUST) به خاطر در اختیار گذاشتن مدل عددی BGK قدردانی مینمایند.

پیوست الف: استخراج رابطهی عملگر چشمه

ممعبندی و نتیجه گیری

مدل عددی ارائه شده در این مطالعه، از الگوی شار متوسط وزندار برای تخمین شار عددی و یک الگوی ضمنی برای پیادهسازی عبارت چشمه در معادلات یک بعدی آب کم عمق در حالت پایستار بهره می برد. مدل توسعهیافته بدون نیاز به هرگونه عبارت اضافی نظیر لزجت مصنوعی، که تعیین آن معمولاً بـا سـعی و خطا توأم است، قادر است که هر گونـه ناپیوسـتگی در متغیرهای جریان را بهنحوی مؤثر در تعداد نسبتاً کمی سلول محاسباتی حل نماید. طرح یک مسألهی کلاسیک شکست سد و مقایسهی نتایج مدل با حل تحلیلی موجود نشان داد که علاوه بر سرعت جریان، هم جبهه قائم موج أشترك و هم نواحي ملايم نيمرخ موج منفی به خوبی شـبیهسـازی گردیـدهانـد. بررسـی فرآیند تکامل اغتشاش و شکل گیری موج غلتشی در چارچوب یک مسأله مقدار اولیه و مقایسه نتایج حاصل با حل تحليلي موجود، حاكي از توانايي الگوي پیشنهادی در مدل سازی عمق و سرعت جریان می-باشد. شبیهسازی جریان برای مقدار آستانهی رخداد ناپایداری، به ایجاد نیمرخی بدون رشد در دامنه انجامید و ایـن در حـالیاسـت کـه بـرای اعـداد فـرود کوچکتر از مقدار آستانه، اغتشاش بهطور کامل از بین رفته و جریان پایداری خود را حفظ می کند. چگونگی تغییرات لگاریتم طبیعی دامنے موج

در این قسمت چگونگی بهدست آوردن رابطهی عملگر (الف-۴) $\frac{\partial V}{\partial t} \approx \frac{V_i^{(1)} - V_i^n}{\Delta t'}$ (الف-۲) و (الف-۴) در رابطه (الـف-۱)، بسط تبلور بهکار میرود. $\mathbf{V} = \mathbf{V}^n$ با شرط اولیه $d\mathbf{V}/dt = \mathbf{S}(\mathbf{V})$ عبارت چشمه به شکل زیر بازنویسی می شود: برای نیل به این هدف در اولین گام، عبارت چشمه $S(V_i^{(1)}) = S(V_i^n) + \left(\frac{\partial S(V)}{\partial V}\right)_i^n \Delta V_i + O(\Delta t')^2 \qquad (\Delta - (\Delta t'))^2$ به کمک بسط تیلور تقریب زده می شود: $\mathbf{S}(\mathbf{V}_{i}^{(1)}) = \mathbf{S}(\mathbf{V}_{i}^{n}) + \left(\frac{\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})}{\partial t}\right)_{:}^{n} \Delta t' + \mathbf{O}(\Delta t')^{2}$ (الف-١) در همین حال طبق قاعـدهی انتگرالگیری ذوزنقاهی ی وی و این. از طرفی بهکمک قاعده ی مشتق زنجیرهای می توان (الف-۶) (الف-۶) کری و این. از طرفی بهکمک قاعده ی مشتق زنجیرهای می توان نو شت: $\frac{\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})}{\partial t} = \frac{\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})}{\partial \mathbf{V}} \times \frac{\partial \mathbf{V}}{\partial t}$ یا جای گذاری رابطهی (الف-۵) در رابطهی (الف-٢) (الف-۶) و يس از اندکی عمليات جبری، عملگر در رابطهی فوق $\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})/\partial \mathbf{V}$ ، ماتریس ژاکوبین چشمه برای معادله ی اول از دستگاه معادلات (۱۲) بردار چشمه است که با رابطهی (الف-۳) محاسبه حاصل می گردد: $\left| \mathbf{I} - \frac{\Delta t'}{2} \left(\frac{\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})}{\partial \mathbf{V}} \right)_{i}^{n} \right| \Delta \mathbf{V}_{i} = \Delta t' \mathbf{S}(\mathbf{V}_{i}^{n}) \qquad (\forall - \mathsf{V}_{i})$ $\frac{\partial \mathbf{S}(\mathbf{V})}{\partial \mathbf{V}} = \begin{bmatrix} \mathbf{0} & \mathbf{0} \\ \mathbf{g} \mathbf{S}_0 & -\frac{2\mathbf{C}_f \mathbf{u}}{\mathbf{b}} \end{bmatrix} \qquad (\mathbf{\tilde{T}} - \mathbf{v})$ که در آن I ماتریس واحد میباشد. مشتق زمانی بردار متغیر پایستار با استفاده از روش تفاضل محدود قابل محاسبه است: مراجع

- 1. Brock, R. R., "Development of roll-wave trains in open channels", *J. Hydraul. Div.*, 95(4), pp. 1401–1427, (1969).
- 2. Montes, S., "Hydraulics of Open Channel Flow", ASCE Press, USA, (1998).
- 3. Balmforth, N. J. and Mandre, S., "Dynamics of roll waves" J. Fluid Mech., 514, pp. 1-33, (2004).
- Woods, B. D., Hurlburt, E. T., and Hanratty, T. J., "Mechanism of slug formation in downwardly inclined pipes", *Intl. J. Multiphase Flow*, 26, pp. 977–99, (2000).
- 5. Engelund, F. and Zhaohui, W., "Instability of hyperconcentrated flow", *J. Hydraul. Eng.*, 110(3), pp. 219–233, (1984).
- Pedley, T. J., "The Fluid Mechanics of Large Blood Vessels", Cambridge University Press, UK, (1980).

- Benjamin, T. B., "Wave formation in laminar flow down an inclined plane", J. Fluid Mech., 2, pp. 554–573, (1957).
- 8. Yih, C. S., "Stability of liquid flow down an inclined plane", Phys. Fluids, 6(3), pp. 321-334, (1963).
- 9. Stoker, J. J., "Water Waves: The Mathematical Theory with Applications", Interscience, New York, (1957).
- Cornish, V., "Ocean Waves and Kindred Geophysical Phenomena", Cambridge University Press, London, (1934).
- 11. Thomas, H. A., "The propagation of stable wave configurations in steep channels", Carnegie Institute of Technology, Pittsburgh, (1937).
- 12. Rouse, H., "Fluid Mechanics for Hydraulic Engineers", McGraw-Hill, New York, (1938).
- Dressler, R. F., "Mathematical solution of the problem of roll waves in inclined channel flows", *Commun. Pure Appl. Maths*, 2, pp. 149–194, (1949).
- Yoon, Y.N. and Wenzel Jr., H.G., "Mechanics of sheet flow under simulated rainfall", J. Hydraul. Div., 97(9), pp. 1367–1386, (1971).
- 15. Emmett, W. W., "Overland flow", Hillslope Hydrology, Kirkby, M. J. (editor), Wiley, New York, pp. 145–175, (1978).
- Thomas, H. A., "The propagation of waves in steep prismatic conduits", *Proc. Hydraulics Conf.*, Univ. of Iowa, pp. 214–229, (1939).
- 17. Brock, R. R., "Periodic permanent roll waves", J. Hydraul. Div., 96(12), pp. 2565-2580, (1970).
- Liu, Q. Q., Chen, L., Li, J. C., and Singh, V. P., "Roll waves in overland flow", *J. Hydrol. Eng.*, 10(2), pp. 110-117, (2005).
- Bohorquez, P., "Roll waves in floods on inclines", Proc. Numerical Modelling of Hydrodynamics for Water Resources, Garcia-Navarro, P., Playan, E. (editors), pp. 361–366, (2007).
- 20. Que, Y.-T. and Xu, K., "The numerical study of roll-waves in inclined open channels and solitary wave run-up", *Int. J. Numer. Meth. Fluids*, 50(9), pp. 1003–1027, (2006).
- 21. Toro, E.F., "Shock-Capturing Methods for Free-Surface Shallow Flows", Wiley, Chichester, UK, (2001).
- Brook, B. S., Falle, S. A. E. G., and Pedley, T. J., "Numerical solutions for unsteady gravity-driven flows in collapsible tubes: evolution and roll-wave instability of a steady state", *J. Fluid Mech.*, 396, pp. 223–256, (1999).
- 23. Toro, E. F., "Riemann problems and the WAF method for solving the two-dimensional shallow water equations", *Philos. Trans. R. Soc. London, Ser. A*, 338, pp. 43–68, (1992).
- 24. Mahdavi, A. and Talebbeydokhti, N., "Modeling of non-breaking and breaking solitary wave run-up using shock-capturing TVD-WAF scheme", *KSCE J. Civil Eng.*, 15(6), pp. 945–955, (2011).

- 25. Zanuttigh, B. and Lamberti, A., "Roll waves simulation using shallow water equations and weighted average flux method", *J. Hydraulic Res.*, 40(5), pp. 610–622, (2002).
- Lukáčová-Medviďová, M. and Teschke, U., "Comparison study of some finite volume and finite element methods for the shallow water equations with bottom topography and friction terms", *ZAMM J. Applied Math. Mech.*, 86(11), pp. 874–891, (2006).