

تحلیل جریان در عرض رودخانه بهروش اجزاء محدود

عبدالرضا ظهيرى*1

تاریخ دریافت: ۹٤/۰۷/۱۵ تاریخ پذیرش: ۹۵/۰۸/۰٤ ^{۱-} استادیار گروه مهندسی آب، دانشکده مهندسی آب و خاک، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان * مسئول مکاتبات، یست الکترونیکی: Zahiri.areza@gmail.com

چکيده

رودخانههای آبرفتی غالباً دارای دشتهای سیلابی عریضی میباشند که در انتقال سیل، بهبود شرایط زیستگاه رودخانه، حاصلخیزی اراضی ساحلی و نیز رونق فعالیتهای کشاورزی و تفریحی نقش مهمی دارند. برای محاسبه دبی جریان سیل در مجرای اصلی و دشتهای سیلابی و نیز شناسایی نقاط فرسایش پذیر رودخانه، تعیین توزیع عرضی سرعت جریان و تنش برشی مرزی دارای اهمیت زیادی است. این درحالی است که در شرایط سیل، اندازهگیری پروفیل عرضی سرعت جریان و بهویژه تنش برشی نیازمند تجهیزات پیشرفته و گرانقیمت است. بنابراین، استفاده از مدلهای ریاضی شبه دوبعدی مبتنی بر حل معادلات پیوستگی و اندازه حرکت جریان بهعنوان راهکاری مناسب در طرحهای مهندسی رودخانه جایگاه ارزشمندی پیدا نموده است. در این مقاله با حل عددی مدل ریاضی شبه دوبعدی شیونو و نایت به کمک روش اجزاء محدود، ابتدا توزیع عرضی سرعت در رودخانه میناب (ایستگاه برنطین) با استفاده از دادههای صحرایی واسنجی شد. بیشینه خطای مدل در برآورد دبی جریان سیلاب حدود ۱۳ درصد به دست آمد. سپس توزیع عرضی تنش برشی برای سیلاب سال ۱۳۷۶ شبیه سازی شده و به کمک آن تغییرات هندسه مقطع عرضی رودخانه تحلیل شد. نتایج این تحقیق نشان داد که وضعیت فرسایش و رسوبگذاری در عرض رودخانه بر اساس تنشهای برشی به دست آمده از مدل ریاضی به واقعیت بسیار نود که وضعیت فرسایش و رسوبگذاری در عرض رودخانه بر اساس تنشهای برشی به دست آمده از مدل ریاضی به واقعیت بسیار نازدیک می باشد.

واژههای کلیدی: توزیع عرضی تنش برشی مرزی، توزیع عرضی سرعت، رودخانه میناب، روش اجزاء محدود، مدل شبه-دوب*عد*ی

۲۳۰

Analysis of Flow in River Cross Section Using Finite Elements Method

AR Zahiri^{1*}

Received: 07 October 2015 Accepted: 25 October 2016

1- Assist. Prof., Dept. of Water Eng., Faculty of Water and Soil Eng., Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, Iran

Corresponding Author, Email: zahiri.areza@gmail.com

Abstract

Alluvial rivers often have wide floodplains which play an important role in flood passage, enhancement of environmental habitat, soil fertility and extending recreational and agricultural activities. For calculation of flood discharges in main channel and floodplains and recognition of erodible sections of the river, simulation of lateral velocity and bed shear stress distribution are important. In the flooding situation, however, advanced and expensive pieces of equipment are required to measure lateral profile of velocity and specially bed shear stress. Therefore, application of quasi 2-D mathematical models based on solutions of continuity and momentum equations is important in river engineering projects. In this paper, at first, by application of flow velocity in Minab river (at Berentin station) was calibrated based on field data. The maximum error was around 13 percent for flood discharge computation. Then, lateral distribution of bed shear stress for a flood event in the year 1374 (Iranian calendar) was simulated, based on which lateral variations of river cross section were analyzed. Results of this research showed that erosion and sedimentation situation in river width computed by mathematical model based on bed shear stress presented good agreement with the actual data.

Keywords: Finite element method, Lateral distribution of boundary shear stress, Lateral velocity distribution, Minab river, Quasi 2-D model

مقدمه

رودخانه فرم یک مقطع مرکب^۱ را بهخود میگیرد. اصطلاح مقاطع مرکب به هندسهای از کانال یا رودخانه اطلاق میشود که شامل یک مجرای میانی و یک یا دو کناره باشد. این هندسه در رودخانههای سیلابی، کانال-های آبیاری و زهکشی، مسیلهای انحراف سیل، مجاری فاضلاب و نیز سرریزهای تخلیه بهوفور قابل مشاهده است. در این حالت، تغییرات سرعت و تنش برشی در عرض رودخانه معمولاً شدید بوده و روابط یکی از مهمترین پارامترها در محاسبات هیدرولیک جریان و رسوب در رودخانهها، سرعت متوسط جریان و تنش برشی بستر است. در شرایط جریان پایه، عمق جریان تقریباً کم بوده و تغییرات سرعت جریان و تنش برشی در عرض رودخانه ناچیز است. با وقوع سیل و افزایش تراز سطح آب، عرض وسیعی از رودخانه مرطوب شده و مجرای اصلی و کنارههای رودخانه را آب فرا میگیرد. در این حالت،

¹ Compound channels

معمول هیدرولیکی جوابگوی محاسبه دقیق این پارامترها نیست. در شکل ۱، نمونهای از کاربرد مقاطع مرکب ارائه شده است.

طبق تعریف محققان هیدرولوژی، سیل پدیدهای است که در طی آن آب، مقطع اصلی رودخانه را فرا گرفته و وارد دشتهای سیلابی میشود. با توجه به

تغییر عمق آب و نیز ضریب زبری بستر در دو مجرای اصلی و سیلابی رودخانه، تغییرات سرعت جریان و نیز تنش برشی مرزی در عرض رودخانه تشدید شده به طوریکه در نظر گرفتن یک مقدار متوسط برای این پارامترها، منطقی و قابل قبول نیست.





شکل ۱- کاربرد مقاطع مرکب در الف- انتقال سیل، ب- سرریز تخلیه، ج- مجرای فاضلاب.

در این حالت، یک لایه برشی^۲ در مرز اتصال مجرای اصلی به دشت سیلابی در هر یک از سواحل رودخانه ایجاد میشود. این لایه برشی ناشی از تنش برشی بین لایههایی از سیال است که با سرعتهای کاملاً متفاوتی در حال حرکت هستند. با توجه بهاینکه در مرز تماس مجرای اصلی رودخانه با دشتهای سیلابی، بیشینه گرادیان سرعت وجود دارد بههمین دلیل در این مرز، بیشترین و قویترین گردابههای چرخشی نیز ایجاد میشوند. در اثر این گردابهها، انرژی جریان از مجرای اصلی بهسمت دشتهای سیلابی منتقل میشود که به این پدیده تبادل مومنتوم نیز گفته میشود. در اثر

این پدیده از انرژی جریان پرسرعت مجرای اصلی کاسته شده و به انرژی جریان کمسرعت دشت سیلاب افزوده میشود. این مسئله بسیاری از محاسبات هیدرولیک جریان و رسوب در رودخانههای سیلابی از تبیل استخراج رابطه دبی – اشل، محاسبه ظرفیت انتقال رسوب معلق و بستر رودخانه، تعیین تنش برشی در نقاط مختلف بستر و کنارهها، حفاظت سواحل و نیز محاسبات انتقال و پخش مواد آلاینده را تحتتاثیر قرار میدهد (شیونو و نایت ۱۹۸۸، اکرز ۱۹۹۳، کارامیشوا و همکاران ۲۰۰۵، هو و همکاران ۲۰۱۰). در شکل ۲ الف مکانیزم هیدرولیک جریان در یک مقطع مرکب منظم و در شکل ۲ – ب اندازه و جهت سلولهای چرخشی جریان ثانویه به صورت شماتیک نمایش داده شده است.

² Shear layer



شکل ۲ – نمایش شماتیک هیدرولیک جریان در رودخانههای سیلابی.

۲۰۰۲، شریفی ۲۰۰۹، ظهیری و همکاران ۱۳۸۸، جیسون و همکاران ۲۰۱۳، کردی و همکاران ۲۰۱۵).

در این مطالعات از مدل شیونو و نایت غالباً برای حل توزیع عرضی سرعت در کانالها و رودخانههای سیلابی استفاده شده و مطالعات بسیار محدودی در زمینه تعیین توزیع عرضی تنش برشی در رودخانهها انجام شده است. برخی از محققان بر محاسبه تنش برشی ظاهری^۳ که در مرز تماس مقطع اصلی و دشت-های سیلابی ایجاد میشود تأکید نموده و روابط تجربی متعددی را نیز ارائه نمودهاند (اروین و بیرد ۱۹۸۲، ورملیتون و همکاران ۱۹۸۲، بیرد و اروین ۱۹۸٤، نایت و حامد ۱۹۸٤، پرينوس و تاونسند ۱۹۸٤، ورمليتون و مرت ۱۹۹۰، سمارت ۱۹۹۲، کریستودولو ۱۹۹۲، بوسمار و زک ۱۹۹۹، کاتوا و پترا ۲۰۰۷، مارتین-واید و مورتا ۲۰۰۸). کیونگ- ساپ (۲۰۱۰) با مدلسازی فیزیکی بازهای از رودخانه پیچانرود ریوگرانده، توزیع تنش برشی در عرض این رودخانه را مورد بررسی قرار داد. نتایج نشان داد که اندازهگیری مستقیم تنش

تاکنون محققان زیادی در زمینه مقاطع مرکب اقدام به مطالعات صحرایی و آزمایشگاهی نموده و مدل های ریاضی متنوعی نیز برای مدلسازی پدیده تبادل مومنتوم بین مقطع اصلی و دشتهای سیلابی ارائه شده است. در این میان، مدلهای ریاضی شبه دوبعدی با دارا بودن مزایای مدلهای یکبعدی و دو-بعدی بهصورت توأم، توجه محققان بسیاری را جلب نموده است. شیونو و نایت (۱۹۸۸) با توسعه یک مدل رياضى شبەدوبعدى بر اساس معادلات ناويە-استوکس، اولین گام را برای مدلسازی کاربردی هیدرولیک جریان در مقاطع مرکب پایهریزی نمودند. این مدل برای حل توزیع عرضی سرعت و تنش برشی بدون دخالت جریانهای ثانویه ارائه شد. سپس این محققان در سال ۱۹۹۱ تأثیر جریان ثانویه را نیز لحاظ نموده و نشان دادند که جریانهای ثانویه در محاسبه توزيع تنش برشی بهويژه در حالت دشتهای سيلابی زبر نقش مهمی دارند. این مدل ریاضی تاکنون در بسیاری از تحقیقات مورد استفاده قرار گرفته است (نایت و همکاران ۱۹۸۹، نایت و آبریل ۱۹۹٦، آبریل

ظهيرى

³ Apparent shear stress

برشی به سهولت ممکن نیست. هوشمندی و همکاران (۱۳۹۳) با مقایسه نتایج روشهای مختلف محاسبه توزيع تنش برشی در مقاطع مرکب به این نتیجه رسیدند که روش مبتنی بر مدل شیونو و نایت بهدلیل درنظر گرفتن اثر جریانهای ثانویه، دقت بهتری نسبت به روشهای عمودهای بههم پیوسته و عمق قائم دارد. ها پکینسون و وین-تامیسون (۲۰۱٦) با انجام مطالعات آزمایشگاهی، دقت نتایج تخمین تنش برشی کناره رودخانههای با پوشش گیاهی را بررسی نمودند. نتایج این تحقیق نشان داد که محاسبه تنش برشی کنارهها بر اساس مقادیر سرعت جریان بهدلیل اثر جریان ثانویه دارای خطا است. نتایج مطالعات فوق اهمیت اثر جریان-های ثانویه در محاسبه تنش برشی را نشان میدهد. از طرف دیگر، با بررسی مطالعات پیشین مشخص می-شود که تاکنون توزیع عرضی تنش برشی در رودخانه-های سیلابی بهمنظور شناسایی نقاط فرسایشی و رسوبگذار در عرض رودخانه مورد بررسی قرار نگرفته است. به همین دلیل در این مقاله به کمک مدل رياضى شيونو و نايت، توزيع عرضى تنش برشى بستر و کنارهها در چند واقعه سیلابی در رودخانه میناب محاسبه شده و بهکمک آن، تغییرات مورفولوژی شامل پتانسیل فرسایشپذیری در عرض رودخانه مورد بررسی قرار گرفته است.

مواد و روش ها معادلات حاکم

تعیین توزیع عرضی تنش برشی مرزی در کانالهای مرکب روباز بهدلیل نامنظمی در هندسه کانال، وجود جریانهای ثانویه و نیز تغییرات ضریب زبری در عرض کانال دارای پیچیدگی میباشد (عمران و نایت حرض کانال دارای پیچیدگی میباشد (عمران و نایت دوبعدی و شبهدوبعدی آشکارتر میشود. بدینصورت-که در این مدلها با وجود اینکه توزیع عرضی سرعت متوسط در عمق جریان با دقت مناسبی قابل شبیهسازی

است، اما حل توزیع عرضی تنش برشی بستر در نقاط مختلف کانال بسیار مشکل بوده و برای بهدست آوردن مقادیری مطابق با دادههای آزمایشگاهی، باید فرآیند خاصی طی شود. این فرآیند شامل واسنجی دقیق مدل ریاضی بهکمک تصحیح ضریب اصطکاک دارسی-ویسباخ، ضریب بدون بعد لزجت جریان تلاطمی (لزجت گردابهای) و از همه مهمتر ضریب بدون بعد جریان ثانویه قابل انجام است. اگرچه در کانالهای مرکب آزمایشگاهی این فرآیند تا حدودی توسط محققان مختلف معرفی و ارائه شده است (شیونو و نایت ۱۹۹۱)، اما برای رودخانههای سیلابی عریض با هندسه نامنظم در مجرای اصلی و دشتهای سیلابی بهسادگی قابل انجام نیست.

اولین گام برای حل توزیع عرضی تنش برشی در رودخانهها، محاسبه توزیع عرضی سرعت جریان است. مهمترین مدل ریاضی شبهدوبعدی برای شبیهسازی توزیع عرضی سرعت، مدل ریاضی شیونو و نایت (۱۹۹۱) است:

$$\rho g H S_0 - \rho \frac{f}{8} U_d^2 \sqrt{\left(1 + \frac{1}{s^2}\right)} + \frac{\partial}{\partial y} \left(\rho \lambda H^2 \sqrt{\frac{f}{8}} U_d \frac{\partial U_d}{\partial y}\right)$$

$$= \frac{\partial}{\partial y} \left[H \left(\rho \overline{UV}\right)_d\right]$$
[1]

که در رابطه فوق، u سرعت متوسط در عمق، H عمق کل جریان در رودخانه، s شیب جانبی کف یا ساحل رودخانه، f ضریب اصطکاک دارسی- ویسباخ، λ ضریب بدونبعد لزجت جریان تلاطمی، ρ جرم حجمی آب، S_0 شیب طولی رودخانه، g شتاب ثقل، y فاصله در جهت عرضی و \overline{U} و \overline{V} متوسط زمانی سرعتهای جریان بهترتیب در جهتهای طولی و عرضی می باشند. جمله سمت راست معادله ۱ اثر جریانهای ثانویه ³ را نشان می دهد. بنا به تحقیقات شیونو و نایت (۱۹۹۱) و

⁴ Secondary flow

$$U_{d} \frac{\partial U_{d}}{\partial y} = \frac{1}{2} \frac{\partial U_{d}^{2}}{\partial y} \qquad [Y]$$

$$U(y) = U_{d}^{2}(y)$$

$$-\rho \frac{f}{8} U(y) \sqrt{1 + \left(\frac{\partial Z_{b}}{\partial y}\right)^{2}}$$

$$+ \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{\rho}{2} \lambda H^{2} \sqrt{\frac{f}{8}} \frac{\partial U(y)}{\partial y}\right) \qquad [W]$$

$$= \frac{\partial}{\partial y} \left[H(\rho \overline{UV})_{d}\right] - \rho g H S_{0}$$

معادله خطی ۳ به کمک دو شرط مرزی سرعت-های صفر در دو لبه کناری آب (محل تماس آب با دیواره رودخانه) قابل حل است. دو عبارت سمت راست معادله فوق مستقل از مجهول اصلی (سرعت طولی) بوده و به صورت مقادیر ثابت یا متغیر در عرض رودخانه قابل تعریف میباشند. عبارت اول بیانکننده اثر جریانهای ثانویه بوده که با توجه به شکل ۲، برای مجرای اصلی و دشتهای سیلابی مقادیری متفاوت با علامت مخالف یکدیگر دارد (شیونو و نایت ۱۹۹۱، روین و همکاران ۲۰۰۰، کردی و همکاران ۲۰۱۵). برای حل این معادله، ابتدا عرض رودخانه به بازههای کوچکتر تقسیم می شود. با توجه به این که در مقاطع رودخانهای، مقادیر H، f و Rبرای هر بازه متفاوت میباشند، مقادیر متوسط این پارامترها برای هر بازه متفاوت

بهصورت زیر محاسبه میشوند (بدیعی ۱۳۷۸):

$$\bar{f}^{(e)} = \frac{f_i + f_{i+1}}{2}, \ \overline{H}^{(e)} = \frac{H_i + H_{i+1}}{2}$$
$$\frac{1}{S^{(e)}} = \left| \frac{y_{i+1} - y_i}{H_{i+1} - H_i} \right| \qquad [\varepsilon]$$

که *i* بیانکننده موقعیت هر گره میباشد. با توجه به معادله ٤، معادله دیفرانسیل ۳ بهصورت معادله زیر بازنویسی میشود: اروین و همکاران (۲۰۰۰)، جریان ثانویه در قوس رودخانهها و کانالهای کمعرض دارای اهمیت بوده و بهویژه برای شبیهسازی توزیع عرضی تنش برشی باید درنظر گرفته شود. داسیلوا (۲۰۰٦) معتقد است که در رودخانههای طبیعی که عرض رودخانه زیاد است، جریانهای ثانویه نسبت به جریان طولی دارای اهمیت کمتری هستند.

روش اجزاء محدود

معادله دیفرانسیل ۱ از نوع معادلات دیفرانسیل معمولی غیرخطی مرتبه دوم با شرایط مرزی است. این معادله بهدو روش تحلیلی و عددی قابل حل است اما با توجه به نامنظمی هندسه رودخانهها، حل عددی این معادله سادهتر است. روشهای عددی حل این معادله شامل روش پرتاب $^{\circ}$ ، تفاضلهای محدود $^{\mathsf{r}}$ ، حجم محدود $^{\mathsf{v}}$ و اجزاء محدود^ میباشند که در اینجا از روش اجزاء محدود استفاده شده است. این روش کاربردهای وسيعى در مدلسازى پديدها و مسائل مكانيك جامدات، هوا و فضا، خاک و پی، سازههای بتنی و ... داشته است و در سالهای اخیر نیز در مسائل مکانیک سیالات بهکار گرفته شده است (آبریل ۲۰۰۲، ظهیری و همکاران ۱۳۹۱). در این معادله، تغییر سرعت طولی جریان در عرض رودخانه و بهصورت متوسط در عمق بيان شده است، بنابراين كليه ضرايب اين معادله فقط به فاصله عرضى لا وابسته مىباشند. اگرچه اين معادله ديفرانسيل غيرخطي قابل حل است، اما براي سادگي بیشتر، بهتر است از تغییر متغیر زیر استفاده نموده و آن را خطی نمود. در اینصورت حل آن بسیار سریعتر خواهد بود:

⁵ Shooting method

- ⁶ Finite difference method (FDM)
- ⁷ Finite volume method (FVM)
- ⁸ Finite element method (FEM)

$$-\rho \frac{\bar{f}^{(e)}}{8} U(y) \sqrt{1 + \left(\frac{1}{s^{(e)}}\right)^2} + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{\rho}{2} \lambda (\bar{H}^{(e)})^2 \sqrt{\frac{\bar{f}^{(e)}}{8}} \frac{\partial U(y)}{\partial y}\right) \qquad [\delta]$$
$$= \frac{\partial}{\partial y} \left[\overline{H}^{(e)} \left(\rho \overline{UV}\right)_d\right] - \rho g \overline{H}^{(e)} S_0$$

برای حل معادله فوق، باید یک حل تقریبی برای مجهول اصلی معادله (سرعت طولی متوسط در عمق جریان) در نظر گرفته شود. در این تحقیق، حل تقریبی بهصورت معادله زیر در نظر گرفته شد:

$$U^{(e)}(y) = \sum_{j=0}^{n} h_j N_j^{(e)}$$
 [7]

در معادله فوق، $N_j^{(e)}$ تابع شکل و h پارامتر مجهول واقع در هر گره شبکه میباشند. با استفاده از روش باقیمانده وزندار گالرکین، بهمنظور کمینه کردن خطای حل تقریبی، حل معادله ۲ منجر به تشکیل سیستم معادلاتی به فرم $\{K\}=\{R\}$ می شود که:

در این معادلات مقادیر eta, lpha و q بهترتیب برابر با معادلات ۸– الف تا ۸– ج می باشند:

$$\alpha = \frac{\rho}{2} \lambda \left(\overline{H}^{(e)}\right)^2 \sqrt{\frac{\overline{f}^{(e)}}{8}} \qquad [\text{im} -\Lambda]$$

$$\beta = -\rho \frac{\bar{f}^{(e)}}{8} \sqrt{1 + \left(\frac{1}{s^{(e)}}\right)^2} \qquad [\downarrow -\Lambda]$$

$$q = \frac{\partial}{\partial y} \left[\overline{H}^{(e)} \left(\rho \overline{UV} \right)_d \right] - \rho g \overline{H}^{(e)} S_0 \qquad [z - \Lambda]$$

تابع شکل با توجه به نوع بازهها انتخاب می شود. در این مقاله با توجه به اینکه تغییرات سرعت به-

صورت شبهدوبعدی شبیهسازی شده است، تابع شکل بهصورت یکبعدی در نظر گرفته شد. اثر هر جزء در سیستم معادلات کلی جمع می شود. در نهایت، شرایط مرزی اعمال شده و سیستم معادلات کامل خواهد شد (ظهیری و همکاران ۱۳۹۱).

ضریب جریان ثانویه با توجه به تحقیقات شیونو و نایت (۱۹۹۱) با رابطه ساده زیر قابل شبیهسازی است:

$$\frac{\partial H(\rho \overline{U}\overline{V})_d}{\partial y} = \beta_s \rho g S_0 H \qquad [9]$$

که ضریب β_s در مقطع اصلی در شرایط جریان عادی و سیلابی بهترتیب ۰/۰۵ و ۰/۱۰ و برای دشتهای سیلابی برابر ۰/۲۵– بهدست آمده است. این مقادیر با اندازه سلولهای چرخشی نمایش داده شده در شکل ۲– ب همخوانی دارد.

منطقه مورد مطالعه

رودخانه میناب در جنوب کشور ایران و در استان هرمزگان واقع شده است. وسعت حوضه آبریز این رودخانه تا سد استقلال میناب در پاییندست رودخانه حدود ۹۸۰۰ کیلومتر مربع میباشد. مهمترین ایستگاه هیدرومتری این رودخانه، ایستگاه برنطین میباشد که در حدود ۶۰ کیلومتری بالادست سد استقلال قرار گرفته است. در شکل ۳، موقعیت این رودخانه و ایستگاه هیدرومتری برنطین نشان داده شده است. این ایستگاه هیدرومتری برنطین نشان داده شده رودخانه رودان و جغین قرار گرفته است. تغییرات دبی بریان در این ایستگاه زیاد میباشد به طوریکه دبی بیشینه جریان (حدود ۲۰۰۰ مترمکعب بر ثانیه) حدود بیشینه جریان (حدود ۲۰۰۰ مترمکعب بر ثانیه) حدود محدوده ایستگاه حدود ۲۰۰۰ میباشد (احمری ۱۳۷۰).



شکل ۳- موقعیت ایستگاه هیدرومتری برنطین در رودخانه میناب.

نتايج و بجث الف- حل توزيع عرضي سرعت

در این تحقیق، الگوریتم حل عددی مدل ریاضی شیونو و نایت (۱۹۹۱) بهکمک روش اجزاء محدود در محيط نرمافزار MATLAB 7.9 برنامەنويسى شدە است. ابتدا این مدل به کمک دادههای هندسه مقطع عرضی، شیب کف، توزیع عرضی سرعت و عمق جریان رودخانه میناب در محل ایستگاه برنطین و برای سیلاب اسفندماه ۱۳۷۶ واسنجی شد. در این سیل، دبی اوج ۱۲۰۰ مترمکعب بر ثانیه و بیشینه تراز سطح آب ۳/۸۲ متر ثبت شده است. نتایج این واسنجی در شکل ٤- الف ارائه شده است. مشاهده می شود که نتایج حل عددی با مقادير مشاهداتى توزيع عرضى سرعت مطابقت خوبى دارد. در این محاسبات، برای هر یک از بخشهای مجرای اصلی و دشتهای سیلابی سمت راست و چپ، یک ضریب زبری مانینگ درنظر گرفته شد. با واسنجی مدل ریاضی، این ضرایب زبری بهترتیب ۰/۰۳۸ ۸۰/۰۳ و ۰/۰۵ بهدست آمد. برای ارزیابی دقت مدل و صحت-

سنجی آن، توزیع عرضی سرعت برای سیل آذرماه ۱۳۷٤ با دبی اوج ۳۹۷ مترمکعب بر ثانیه بهازاء مقادیر ضرایب زبری فوق، محاسبه شده است. این نتایج در شكل ٤-ب ارائه شده است. مقايسه نتايج محاسباتي و مشاهداتی توزیع عرضی سرعت در هر دو مرحله واسنجی و صحتسنجی مدل ریاضی نشان میدهد که دقت این مدل رضایت بخش است. در کلیه این محاسبات، ضريب بدون بعد لزجت جريان گردابهاى ٧٠/٠ فرض شده است. همچنین گام محاسباتی Δy (یا طول هر بازه e) با توجه به انجام تحليل حساسيت مدل رياضي، ه متر انتخاب شد. تحليل آماری نتايج محاسباتی مدل رياضی در مراحل واسنجی و صحتسنجی نشان می-دهد که ضریب تعیین و مجذور میانگین مربعات خطا در مرحله واسنجی بهترتیب ۰/۹۷ و ۰/۱۳ و در مرحله صحتسنجی بهترتیب ۰/۹٦ و ۰/۲۳ میباشد که بیانگر دقت مناسب نتایج محاسباتی است.

ظهيرى

238



شکل ۴– نتایج مدل ریاضی در مراحل الف) واسنجی (سیلاب اسفند ۱۳۷۳ با دبی جریان ۱۲۰۰ مترمکعب بر ثانیه) و ب) صحت-سنجی (سیلاب آذر ۱۳۷۴ با دبی جریان ۳۹۷ مترمکعب بر ثانیه).

ب- استخراج منحنی دبی- اشل

با توجه به دقت مناسب مدل ریاضی در مراحل واسنجی و صحتسنجی، منحنی دبی- اشل رودخانه میناب در ایستگاه برنطین استخراج شده است. برای اینکار، ابتدا بهازاء عمقهای مختلف جریان (از جریان پایه تا سیلابی) مدل ریاضی اجرا شده و با حل توزیع عرضی سرعت و سپس انتگرالگیری عرضی از این پروفیل، دبی جریان محاسبه شد. منحنی دبی- اشل به-

دست آمده در مقایسه با منحنی واقعی رودخانه در شکل ه نشان داده شده است. بیشینه خطای مدل ریاضی پیشنهادی در تراز سطح آب ۳/۷۲ متر (با دبی محاسباتی ۱۱۹۷ و دبی اندازهگیری ۱۳۹۷ مترمکعب بر ثانیه) حدود ۱۳ درصد به دست آمده است. اگرچه این مقدار خطا تا حدودی زیاد است اما فقط برای یک مورد اتفاق افتاده است و بقیه دبی های محاسباتی خطای بسیار کمتری داشته اند.



شکل ٥- منحني دبي- اشل مشاهداتي و محاسباتي در ايستگاه برنطين.

ج- حل توزیع عرضی تنش برشی مرزی

تنش برشی مرزی در بستر مقطع اصلی و دشتهای سیلابی رودخانه در شرایط سیلاب دارای نقش مهمی برای تعیین الگوی فرسایش و رسوبگذاری

در عرض رودخانه، انتقال رسوب معلق و پخش مواد آلاینده است. تنش برشی مرزی در کانالها و رودخانه-های با مقطع ساده از رابطه معمول هیدرولیک رودخانهها بهفرم زیر قابل محاسبه است:

بهكمك رابطه ساده فوق، توزيع عرضى تنش برشی در شرایط مختلف جریان در رودخانه قابل محاسبه است. بهعنوان مثال توزيع عرضى تنش برشى مرزی در رودخانه میناب در سیلاب اسفندماه ۱۳۷۶ در شکل ٦ نشان داده شده است. همانطور که مشاهده می شود مقادیر تنش برشی بهدست آمده از مدل ریاضی شبهدوبعدی در مقایسه با مقادیر متوسط تنش برشی حاصل از رابطه ۱۰ بهویژه در دشتهای سیلابی بسیار بزرگتر است. بهدلیل انتقال انرژی جریان از مقطع اصلی به دشتهای سیلابی در مقاطع مرکب، از تنش برشی مقطع اصلی کاسته شده و به تنش برشی دشت سیلاب افزوده میشود. این مطلب در رودخانه میناب نیز صادق است بهطوریکه تنش برشی در مقطع اصلى نسبت به مقدار معمول تقريباً كاهش يافته است در حالیکه تنش برشی دشت سیلابی سمت راست حدود دو برابر مقدار متوسط بهدست آمده است.

$$\tau_b = \gamma R S_0 \qquad [1 \cdot]$$

که T_b تنش برشی بستر، γ وزن مخصوص آب و R شعاع هیدرولیکی مقطع رودخانه است. در مقاطع مرکب و بهویژه در محل اتصال مقطع اصلی و دشتهای سیلابی بهدلیل ایجاد لایه برشی، تنش برشی واقعی چند برابر مقدار بهدست آمده از رابطه معمول میباشد. با توجه به پیچیدگی اندازهگیری تنش برشی مرزی در رودخانه ها، روابط زیادی توسط محققان مختلف برای تخمین تنش برشی در محل اتصال مقطع اصلی به دشت میزی در سیلاب ارائه شده است، اما در این مقاله از روش ساده- تر و مناسبتری برای محاسبه تنش برشی در شرایط سیلاب ارائه شده است. اما در این مقاله از روش ساده- محاسب توزیع عرضی سرعت جریان، تنش برشی در شرایط میرا محاسبه توزیع عرضی سرعت میان در این منظور و بعد از محاسبه توزیع عرضی سرعت میان در بهدست میآید: مرا محاسبه از عرض رودخانه از رابطه زیر به دست میآید: مرا مرا محاسبه از عرض رودخانه از رابطه زیر به دست میآید: مرا مرا می



شکل ۶- توزیع عرضی تنش برشی مرزی در سیلاب اسفند ۱۳۷۴ در رودخانه میناب (ایستگاه برنطین).

رابطه ۱۰ مبنای تحلیل قرار گیرد (۲۳ پاسکال در مقطع اصلی، ۳۹ و ٤٩ پاسکال در دشتهای سیلابی سمت چپ و راست)، آنگاه کل محدوده عرضی بستر رودخانه غیرفرسایشی بوده و در صورتی که جریان سیل، بار رسوب زیادی را حمل نماید ممکن است حتی رسوب-گذاری در محدودهای از عرض رودخانه اتفاق افتد. این برای بررسی وضعیت فرسایش یا رسوبگذاری رودخانه میناب در محل ایستگاه برنطین لازم است تنش برشی بحرانی محاسبه شود. با توجه به قطر متوسط مصالح بستر رودخانه در این محل (حدود ۲/۲ میلیمتر) و بر اساس دیاگرام شیلدز، تنش برشی بحرانی حدود ۱۲۳ پاسکال بهدست میآید. اگر تنش برشی متوسط از

در حالی است که اگر تنش برشی به دست آمده از حل مدل ریاضی شبه دوبعدی شیونو و نایت مدنظر قرار گیرد، مطابق شکل ٦ تقریباً مقطع اصلی فرسایش پذیر نبوده و فقط بخش هایی از دشت های سیلابی در معرض فرسایش قرار خواهند گرفت. برای بررسی صحت این دو حالت از محاسبات، مقاطع عرضی رودخانه در قبل و بعد از سیلاب اسفند ۱۳۷۶ در شکل ۷ ترسیم شده اند.

مطابق این شکل، هر دو دشت سیلابی رودخانه میناب در محل ایستگاه برنطین با فرسایش مواجه شده و فقط مقطع اصلی رسوبگذار بوده است. بنابراین وضعیت هندسه مقطع عرضی این رودخانه تا حدود زیادی با نتایج تحلیل تنشهای برشی بهدست آمده از مدل ریاضی شیونو و نایت مطابقت دارد.



شکل ۷- تغییرات هندسه مقطع عرضی رودخانه میناب در ایستگاه برنطین بعد از سیلاب ۱۳۷۴.

نتیجهگیری کلی

در این پژوهش وضعیت هیدرولیک جریان و تغییرات مورفولوژی رودخانه میناب در محل ایستگاه هیدرومتری برنطین بهکمک حل عددی توزیع عرضی سرعت جریان و تنش برشی مرزی مورد بررسی قرار گرفت. با توجه به محدودیت مدلهای ریاضی یک بعدی از نظر دقت نتایج محاسبات و نیز عدم ارائه پارامترهای هیدرولیکی در عرض رودخانه، از مدل ریاضی شبه-دوبعدی شیونو و نایت (۱۹۹۱) استفاده شد. نتایج واسنجی و صحتسنجی توزیع عرضی سرعت جریان در چند واقعه سیلابی سال ۱۳۷۶ در این رودخانه نشان داد که این مدل دارای دقت مناسبی است. همچنین منحنی دبی – اشل محاسباتی این رودخانه با دادههای داد که این مدل دارای دقت مناسبی است. همچنین ریاضی در محاسبه دبی بیشینه، حدود ۱۳ درصد ریاضی در محاسبه دبی بیشینه، حدود ۱۳ درصد

مرزی در تغییر هندسه رودخانههای آبرفتی به ویژه در شرایط قوع وسیلاب، تغییرات تنش برشی بستر در عرض مقطع اصلی و دشتهای سیلابی رودخانه میناب نیز به کمک مدل ریاضی شبیه سازی شد. مقادیر تنش برشی به دست آمده از مدل ریاضی در مقایسه با مقادیر حاصل از رابطه هیدرولیکی معمول (رابطه ۱۰) تفاوت قابل ملاحظه ای را نشان داد به طوری که مقادیر محاسباتی مدل ریاضی در مقطع اصلی، کوچکتر و در دشتهای سیلابی بزرگتر بود. بررسی هندسه مقاطع عرضی برداشت شده رودخانه میناب در قبل و بعد از سیلاب اسفند ۱۳۷٤ نشان داد که دشتهای سیلابی هر مقطع اصلی رسوبگذار بوده است. این وضعیت با مقطع اصلی رسوبگذار بوده است. این وضعیت با تحلیل مقادیر تنش برشی به دست آمده از مدل ریاضی شیونو و نایت مطابقت بهتری دارد.

منابع مورد استفاده

ظهيري

- احمری ح، ۱۳۷۵. بررسی اثر برداشت مصالح بر شکل بستر و رژیم رودخانه. پایاننامه کارشناسی ارشد، دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی شریف.
 - بدیعی م، ۱۳۷۸. تحلیل تئوری و مسائل روش اجزاء محدود. انتشارات انگیزه.
- ظهیری ع، ایوبزاده سع و دهانزاده ب، ۱۳۸۸. حل توزیع عرضی سرعت جریان در رودخانهها (مطالعه موردی: ایستگاه هیدرومتری ملاثانی–رودخانه کارون). مجله علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، جلد ۱٦، ویژهنامه۲، صفحههای ۲۷۳ تا ۲۸۳.
- ظهیری ع، عبدالمجیدی ح، قربانی کوهیخیلی س و دهقانی ۱۱، ۱۳۹۱. شبیهسازی پروفیل عرضی سرعت جریان در رودخانهها بهروش اجزاء محدود. مجله پژوهشهای حفاظت آب و خاک، جلد ۱۹، شماره ۲، صفحههای ٦٣ تا ٧٩.
- هوشمندی ف، ظهیری ع، دهقانی ۱۱ و مفتاح م، ۱۳۹۳. مقایسه روشهای برآورد توزیع تنش برشی در عرض مجاری روباز. مجله پژوهشهای حفاظت آب و خاک، جلد ۲۱، شماره ٥، صفحههای ۲۸۵ تا ۲۹۵.
- Abril JB, 2002. Overbank flood routing analysis applying jointly variable parameter diffusion and depth-averaged flow finite element models. Pp. 161-167, Proceedings of the International Conference on Fluvial Hydraulics, Belgium.
- Ackers P, 1993. Stage-Discharge functions for two-stage channels. Water and Environmental Management 7: 52-61.
- Baird JI and Ervine DL, 1984. Resistance to flow in channels with overbank floodplain flow. Pp 137-150, Proceeding of the 1st Int. Conference on Channels and Channel Control Structures, Southampton, U.K.
- Bousmar D and Zech Y, 1999. Momentum transfer for practical flow computation in compound channels. Journal of Hydraulic Engineering ASCE 125(7): 696-706.
- Cristodoulou RM, 1992. Apparent shear stress in smooth compound channels. Water Resources Management 6: 235-247.
- Da Silva AM, 2006. On why and how do rivers meander? Journal of Hydraulic Research 44(5): 579–590.
- Ervine DA, Babaeyan-Koopaei K and Sellin RHJ, 2000. Two-dimensional solution for straight and meandering overbank flows. Journal of Hydraulic Engineering ASCE 126(9): 653-669.
- Ervine DL and Baird JI, 1982. Rating Curves for rivers with Overbank Flow. Proceedings of the Institution of Civil Engineers 73(2): 465-472.
- Hopkinson LC and Wynn-Thompson TM, 2016. Comparison of direct and indirect boundary shear stress measurements along vegetated streambanks. River Research and Applications 32(8):1755-1764.
- Hu C, Ji Z and Guo Q, 2010. Flow movement and sediment transport in compound channels. Journal of Hydraulic Research 48(1): 23-32.
- Jesson M, Sterling M and Bridgeman J, 2013. Modeling flow in an open channel with heterogeneous bed roughness. Journal of Hydraulic Engineering ASCE 139(2): 195-204.
- Karamisheva R, Lyness J, Myers WRC and Cassells JBC, 2005. Improving sediment discharge prediction for overbank flows. Proceedings of the Institution of Civil Engineers 158(1): 17-24.
- Katua KK and Patra K, 2007. Boundary shear stress distribution in meandering compound channel flow. Proceedings of the 5th Australian Stream Management Conference. Australian rivers: making a difference. Charles Sturt University, Thurgoona, New South Wales.

- Knight DW and Abril JB, 1996. Refined calibration of a depth-averaged model for turbulent flow in a compound channel. Journal of Institution of Water and Environment Management 118: 151-159.
- Knight DW, Shiono K and Pirt J, 1989. Prediction of depth mean velocity and discharge in natural rivers with overbank flow. International Conference on Hydraulic and Environmental Modeling of Coastal, Estuarine and River Waters. Bradford, England, 419-428.
- Knight DW and Hamed ME, 1984. Boundary shear in symmetrical compound channels. Journal of Hydraulic Engineering ASCE 110(10): 1412-1430.
- Kordi H, Amini R, Zahiri A and Kordi E, 2015. Improved shiono and knight method for overflow modeling. Journal of Hydrologic Engineering ASCE 20(12).
- Kyong-Soap S, 2010. Methodology for calculating shear stress in a meandering channel. MSc thesis, Department of Civil and Environmental Engineering, Colorado State University.
- Martin-Vide JP and Moreta PJM, 2008. Formulae for apparent shear stress in straight compound channels with smooth floodplains. International Conference on Fluvial Hydraulics (River Flow), Turkey.
- Omran M and Knight DW, 2006. Modelling the distribution of boundary shear stress in open channel flows. In: R. Ferreira, J. Leal, A. Cardoso, E. Alves eds., River Flow, Lisbon, Portugal, Vol. 1, Taylor & Francis, London, UK, 397–404.
- Prinos P and Townsend RD, 1984. Comparison of methods for predicting discharge in compound open channels. Advances in Water Resources 7: 180-187.
- Sharifi S 2009. Application of evolutionary computation to open channel flow modelling. PhD Thesis, University of Birmingham, UK.
- Shiono K and Knight DW, 1988. Two dimensional analytical solution for a compound channel. 3rd International Symposium on Refined Flow Modeling and Turbulence Measurements, Japan.
- Shiono K and Knight DW, 1991. Turbulent open-channel flows with variable depth across the channel. Journal of Fluid Mechanics 222: 617-646.
- Smart GM, 1992. Stage-discharge discontinuity in composite flood channels. Journal of Hydraulic Research 30(6): 817-833.
- Wormleaton PR and Merrett DJ, 1990. An improved method of the calculation for steady uniform flow in prismatic main channel/flood plain sections. Journal of Hydraulic Research 28(2): 157-174.
- Wormleaton PR, Allen J and Hadjipanos P, 1982. Discharge assessment in compound channel flow. Journal of Hydraulic Division 108(9): 975-994.