

## مقاله علمي-پژوهشي

# ارزیابی آزمایشگاهی عوامل مؤثر بر شاخص سرعت برای محاسبه دبی جریان در آبراهههای روباز

زهرا قربانی<sup>۱</sup>، عبدالرضا ظهیری<sup>۲\*</sup>، حسین خلیلی شایان<sup>۳</sup>، امیر احمد دهقانی<sup><sup>3</sup></sup>، خلیل قربانی<sup>۲</sup> تاریخ دریافت: ۱۴۰۲/۰۲/۰۲ تاریخ پذیرش: ۱۴۰۲/۰۵/۳۱

### چکیدہ

به دلیل مشکلات اندازه گیری روشهای مستقیم برآورد دبی جریان، اخیراً روشهای غیرمستقیم مبتنی بر مفهوم سرعت سطحی توسعه پیدا کرده-اند. با توجه به محدود بودن مطالعات صورت گرفته و خلاً ارتباط میان عوامل هندسی و هیدرولیکی آبراهه با شاخص سرعت، طی پژوهش حاضر به بررسی آزمایشگاهی تأثیر پارامترهای بیبعد شامل زبری بیبعد، عمق نسبی، عدد فرود سطحی جریان و شیب آبراهه بر شاخص سرعت برداخته شد. نتایج نشان داد که افزایش پارامترهای عمق نسبی، ضریب زبری مانینگ بیبعد و عدد فرود سطحی جریان و شیب آبراهه بر شاخص سرعت می شودند، اما تأثیر پارامتر شیب بستر بر شاخص سرعت مشخص نیست. مقدار متوسط شاخص سرعت در کانالهای مستطیلی ۲۹/۰ بهدست آمد. خطای متوسط خطای این شاخص حدود ۲۹۹ درصد برآورد گردید که نشان میدهد این مقدار شاخص سرعت، دبی جریان را با تخمین مناسبی برآورد می کند. همچنین بررسی مدلهای تحلیلی توزیع قائم سرعت نشان داد که در حالت بستر صاف، مدل قانون توانی با ۲/۵ درصد میانگین خطا و در حالت بستر با زبری

واژههای کلیدی: برآورد دبی جریان، سرعت سطحی، شاخص سرعت، شیب بستر

#### مقدمه

تعیین دبی جریان بهعنوان مهم ترین ویژگی رودخانهها بهمنظ ور مدیریت منابع آب، تحقیقات هیدرولوژیکی، ساخت پروژههای حفاظت از آب، پیش بینی سیل و کاهش ریسک هیدرولیکی اساسی است (Zhang et al., 2021; Xia et al., 2021; Liu et al., 2021) و بهطورکلی با استفاده از منحنیهای دبی- اشل استخراج می شود (Tauro et al., 2018). با این حال، در سالهای اخیر، تغییرات مکرر در رابطه بین بارندگی و رواناب همراه با پارامترهای اقلیمی و محیطی

باعث شده است که سیلها در بسیاری از مناطق کره زمین فراوان تر و مخرب تر بهنظر برسند (;Woolway et al., 2020; Woolway et al., 2020). (Akter et al., 2018). درنتیجه، بهبود نظارت بر جریان رودخانهها بهصورت لحظهای و در نظر گرفتن دقت اندازه گیری دبی، موضوعی Heritage et al., 2015 است ( ,2019; Lee et al., 2018).

در شرایط سیلاب که به ازاء یک تراز سطح آب ثابت، دو دبی متفاوت در شاخه صعودی و نزولی هیدروگراف سیل اتفاق میافتد، منحنی دبی- اشل محدودیت داشته و فقط یک مقدار برای دبی جریان برآورد میکند (Levesque and Oberg., 2012). همچنین استفاده از این منحنی در شرایطی که ایستگاه هیدرومتری تحت تأثیر پروفیل برگشتی<sup>†</sup> جریان باشد، با خطای زیادی در برآورد دبی جریان همراه خواهد بود (Rantz, 1982). بنای توسعه رابطه دبی-اشل در رودخانه است. اندازه گیری های مستقیم خصوصیات هیدرولیکی جریان در رودخانه است. اندازه گیری مستقیم خصوصیات هیدرولیکی جریان در

۱– دانشجوی مقطع دکتری سازههای آبی، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعـی گرگان، ایران

۲- دانشیار گروه علوم و مهندسی آب، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ایران

۳– دانشآموخته مقطع دکتری سازههای آبی، دانشگاه تهران، ایران

۴- استاد گروه علوم و مهندسی آب، دانشکده مهندسی آب و خاک، دانشگاه علـوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ایران

<sup>(\*–</sup> ایمیل نویسنده مسئول: Email: zahiri.areza@gmail.com (\*\*

<sup>4-</sup> Backwater

نه تنها خطرات ایمنی را به همراه دارد، بلکه مشکلاتی نظیر کارایی ضعیف و دشواریهای اندازه گیری در طول سیلابهای شدید ایجاد Huang et al., 2022; Zhao et al., 2021; Khan et al., 2021 2021). روشهای تماسی در معرض آسیبدیدگی شن، گونههای

آبزی و اجسام شناور هستند که منجر به خطاه ای اندازه گیری (Al Sawaf et al., 2020; Geay et al., 2018).



شکل ۱- نمونههایی از ابزارهای سنجش سرعت سطحی جریان

استفاده از روشهای مبتنی بر اندازه گیری سرعت سطحی جریان به عنوان سرعت مشخصه<sup>۱</sup> دارای مزایای ویژهای از جمله دربرداشتن اثرات پدیده پسماند<sup>۲</sup>، نشان دادن اثرات تغییر سطح مقطع رودخانه، امکان سنجش پیوسته سرعت سطحی و درنتیجه دبی جریان، عدم نیاز به بهرهبردار و عامل انسانی از طریق نصب سنجنده سرعت سطحی و تشخیص شکست در منحنی دبی-اشل با ترسیم تغییرات سرعت سطحی در مقابل عمق جریان و تشخیص پراکندگی در این نقاط میباشد (Levesque and Oberg., 2012). تعیین دبی جریان از این روش نیازمند استخراج رابطه بین سرعت سطحی و سرعت موسط است. این روش تا سال ۲۰۱۱ برای تقریباً ۴۷۰ ایستگاه میدرومتری در آمریکا استفاده شده است ( Det یراهای سرعت سنجی نظیر سامر، کوآدکوپتر، پهپاد، رادارهای سرعت غیرتماسی و ... توسعه پیدا کرده است (شکل ۱).

دقت در تخمین دبی جریان به میزان قابلتوجهی به دقت در تخمین شاخص سرعت (k) وابسته است. ازجمله مقادیر گزارششده این شاخص توسط محققین مختلف میتوان به مقدار ۰۸۰۵ برای جریانهای کمعمق (Weitbrecht et al., 2002)، ۰۰–۶۵۹-

برای کانالهای با انواع مختلف شکل زبری (دونها و شیارهای ثابت) (Polatel., 2006)، ۰/۷۹ برای رودخانه کوهستانی آرک<sup>۳</sup> در فرانسـه در دبی های مختلف جریان (۵/۵–۱۱۵m<sup>3</sup>/s) در دبی های مختلف جریان 2008)، ۱/۱۷۵–۱/۳۹۷ (مقادیر شاخص بزرگتر از ۱ در محل قـوس آبراهه و نیز در شرایطی که سرعت حداکثر در زیـر سـطح آزاد آب رخ دهد مشاهده شده است) (Gunawan et al., 2012)، ۷۷/۰-۲/۷۷) برای کانالهای آزمایشگاهی (Osorio-Cano et al., 2013)، ۸۵۵۲ در رودخانههای ترکیه (دبی های کم ۳٬۸۶ س۳۹/۹۰) ( Genç et ) v/۸۵ ،(Welber et al., 2016) ۰/۷۱-۰/۹۲ ،(al., 2015) ۰/۷۱-۰/۹۲ برای نسبتهای ابعادی بزرگ در رودخانهها (Moramarco et al., 2017)، Cipolla et al., ) در آبراهههای با عمق کم و سرعت کم ( /۵۵ 2018)، برای رودخانههای کوهستانی حدود ۰/۸ و برای کانالهای بتنی مصنوعی ۹/۰ (Hauet et al., 2018)، ۹/۰–۲۸۴–۲۰۱۶)، Fulton et al., 2020)، ۰/۷۱ در رودخانه طبیعی و ۰/۶۷ در کانال بتنی مصنوعی (Chen et al., 2022) و همچنین مقادیر پارامتر آنتروپی در رودخانه-های خیلی بزرگ با تکیه بر پایش سرعت های سطحی ۰/۵۵۱ و Bahmanpouri et al., 2022) •/۴۱۳) اشاره نمود. برخی مقادیر بالای گزارش شده (مانند مقادیر بیش از ۱/۱) به دلیل توزیع های نامنظم سرعت یا اثرات باد رخ میدهد. معمولاً رودخانه های کوچک

<sup>1-</sup> Index Velocity

<sup>2-</sup> Hysteresis effects

<sup>3-</sup> River Arc

با بستر ناهموار، شاخص سرعت پایین تری را نشان میدهند، درحالی که در کانالهای مصنوعی با پوشش بتنی مقادیر آن بالاتر است (Fujita., 2018). مقادیر تنوع در شاخص سرعت را می توان با انتخاب دقیق مکانهای اندازه گیری کاهش داد، به عنوان مثال از مکانهایی با پوشش گیاهی غوطهور، اثرات باد، تغییر هندسه (یعنی زمانی که مسیر جریان از نظر طولی یکنواخت نیست که معمولاً به دلیل انقباض کانال رخ می دهد، مانند پل، آستانه، یا سرریز) و بادهای قوی اجتناب نمود (2021, Randall). لا ضریبی است که تابع شرایط هندسی و هیدرولیکی محل اندازه گیری بوده و علاوه بر شکل مقطع عرضی به ناهمگونی توزیع سنگدانه ها در عرض رودخانه ها، زبری بستر و پوشش گیاهی، غوط هوری نسبی عناصر زبری در مقیاس بزرگ و ماهیت دینامیک رودخانه ها و اعداد فرود و رینولدز جریان (Muste et al., 2008; Gunawan et al., 2013, 2013).

به طور کلی مرور منابع نشان میدهد که محدوده شاخص سرعت در مطالعات پیشین بسیار وسیع بوده و عدم وجود مطالعه جامع پیرامون ارتباط بین شاخص سرعت با پارامترهای هندسی و

هیدرولیکی آبراهه (عرض آبراهه، شیب بستر، عمق جریان، زبری بستر)، انجام آزمایشهایی را بهمنظور درک ارتباط شاخص سرعت با پارامترهای مذکور ضروری میسازد.

## مواد و روش ها

هدف از انجام آزمایشها بررسی تأثیر پارامترهای زبری، عمق نسبی، عدد فرود و شیب آبراهه بر شاخص سرعت سطحی میباشد. به این منظور از دو کانال با مقطع مستطیلی با عرضهای ۴۰ و ۶۰ سانتیمتر استفاده شد. در سراسر طول کانالها ریلی نصب شده است که تجهیزات اندازه گیری از قبیل عمقسنج و سرعتسنج (میکرومولینه) میتوانند روی آن قرار گیرند و در جهت طول و عرض کانال حرکت کنند. دیوارههای کانالها، برای مشاهده روند آزمایشها، از جنس شیشه میباشند. شکل ۲ نمای کلی این کانالها را نشان میدهد.



شکل ۲- نمایی از کانالهای آزمایشگاهی مورد استفاده در این تحقیق

سیستم گردش جریان آب در این کانالها بدین صورت است که در ابتدا جریان از مخزن ذخیره به مخزن ورودی پمپاژ می شود. مخزن ورودی در ابتدای هر دو کانال قرار دارد که سبب می شود آشفتگی جریان آب با ورود به این مخزن کاهش یابد و جریان به حالت آرام وارد کانال شود. پس از ورود جریان به داخل کانال و عبور آن، وارد مخزن خروجی انتهایی کانالها شده و پس از آن به داخل مخزن ذخیره می ریزد. به منظور اندازه گیری سرعت جریان از دستگاه میکرومولینه آلمانی (MiniAir20) و اندازه گیری نقاط عمقی جریان از ترازسنج دیجیتال با دقت ۰/۱ میلی متر استفاده شد. با نصب هر دو

شد (شکل ۳ الف و ب). سرعت سطحی جریان با میکرومولینه آلمانی اندازه گیری شد بهطوری که پره دستگاه کاملاً داخل جریان آب قرار گرفت. برای تنظیم دقیق دبی جریان دو دستگاه دیجیتال فرکانس-سنج در هر دو کانال نصب شد. این دستگاهها طوری طراحی شدهاند که با تغییر فرکانس دستگاه، دبی جریان نیز تغییر مییابد و هر فرکانس معرف دبی مشخصی است. دبی جریان در هر دو کانال از روش دبی حجمی مخزن ذخیره محاسبه گردید و با دادههای دستگاه دبی سنج الکترومغناطیس (شکل ۳ ج) مقایسه شد که اختلاف چندانی نداشت. سرعت سطحی و سرعت متوسط جریان محاسبه شد.



شكل ٣- تجهيزات اندازه گيري شامل: الف- ميكرومولينه ألماني، ب- ترازسنج ديجيتال و ج- دبيسنج الكترومغناطيس

ب. منظ ور ک اهش اثر آشفتگی جریان و نیز اطمینان از توسعه یافتگی کامل جریان در کانال، برداشت داده ها در مقطع انتخابی کانال با عرض ۴۰ سانتی متر در فاصله ۴/۵ متر و در کانال با عرض ۶۰ سانتی متر در فاصله ۶/۵ متری از ابتدای کانال و در سه نقطه عرضی انجام شد. آزمایش ها در کانال با عرض ۴۰ سانتی متر در سه شیب طولی صفر، ۲۰/۵ و ۲/۱۰ درصد، سه عمق جریان متفاوت و سه دبی جریان ۶۶/۶، ۲۰/۸ و ۱۵/۹۱ لیتر بر ثانیه در دو حالت بستر صاف (فلزی) با ضریب زبری مانینگ ۲۰۱۱ و بستر با زبری توری با ضریب زبری مانینگ ۶۰/۱۰ انجام گرفت. به منظ ور ایجاد بستر با زبری توری در کانال با عرض ۴۰ سانتی متر در کل بستر کانال توری

پلاستیکی ثابت گردید. محاسبه ضریب زبری مانینگ با برقراری جریان یکنواخت انجام شد (عمق جریان با دقت ۱ میلیمتر در تمام طول کانال ثابت شد). آزمایشهای کانال با عرض ۶۰ سانتیمتر نیز در سه دبی جریان ۲/۶۴، ۱۵/۸۸ و ۲۳/۹۱ لیتر بر ثانیه و سه عمق متفاوت انجام شد. آزمایشها در حالت جریان زیربحرانی و در هر دو شرایط جریان یکنواخت (عمقهای نرمال شیبهای ۲۰/۰ و ۲/۰ درصد) و غیریکنواخت (سایر اعماق در شیبهای ۲۰/۰ و ۲/۰ درصد و تمامی اعماق شیب صفر درصد و آزمایشهای کانال با عرض ۶۰ سانتیمتر) انجام شد. در جدول ۱ خلاصهای از شرایط آزمایشهای انجامشده و محدوده دادههای آزمایشگاهی ارائه شده است.

نجامشده	های ا	زمايش	از أ	فهرستى	i-۱,	جدول
	_	_ ~ 4	-			

عدد رینولدز برشی	عدد فرود جريان	عدد رینولدز <sup>2</sup> ۱۰×	دبی جریان (l/s)	شیب بستر (٪)	عمق أب (m)	مجاری روباز
۰/۲۶–۱/۱۵	•/•٨-•/۶٣	r/87-11/87	۶/۶۴ ۸۰/۱۳، ۱۵/۹۱	۰، ۵۰/۰۵ ،۰	•/•۶۲ -•/١٨٣	کانال با عرض ۴۰ سانتیمتر
Y/Y۱–۳۹	•/•시-•/۵۴	٣/۶٧-١١/٢٨	10/91 .18/•X &/84	•/\ .•/•۵ .•	•/•۴٨ -•/١٨٣	کانال با عرض ۴۰ سانتیمتر با پوشش توری
<ul> <li>√\\_\/۶٨</li> </ul>	•/•۶-•/٧۴	۳/۲۳–۱۳/۰۵	78/91 .10/11 .Y/84	•/١	•/•۶۵-•/١٧۵	کانال با عرض ۶۰ سانتیمتر

با توجه به محدوده اعداد فرود و رینولدز جریان در جدول فوق، تمامی آزمایشهای پژوهش حاضر در حالت جریان زیربحرانی و رژیم آشفته قرار دارند. همچنین محدوده اعداد رینولدز برشی آزمایشها نشان میدهد آزمایشهای این پژوهش در بستر بدون زبری از نوع بستر صاف و در حالت ایجاد زبری توری از نوع بستر انتقالی می باشد.

## نتايج و بحث

علاوه بر روش دادهبرداری و تعیین نسبت سرعت متوسط به سرعت سطحی، رویکردهای تحلیلی نیز بهمنظور بررسی و تخمین

دبی جریان با ترسیم نیمرخ عمقی توزیع سرعت رودخانه وجود دارد؛ بنابراین بخش نتایج و بحث به دو قسمت قابل تفکیک میباشد: ۱– بخش تحلیلی شاخص سرعت بر اساس توزیعهای سرعت، ۲– بخش تحلیل ابعادی بر اساس پارامترهای مورد بررسی در آزمایشها.

## ۱- تئوری شاخص سرعت بر اساس توزیعهای سرعت

کاربردهای عملی در مهندسی هیدرولیک نشان دادهاند که توزیع قائم سرعت اندازه گیری شده در کانالهای باز را میتوان بهخوبی با قانون توانی سرعت (رابطه ۲) نشان داد (Nelson et al., 2017):

$$k = \frac{V_{\rm m}}{V_{\rm S}} \tag{1}$$

$$V = Ay^{m}$$
(Y)

 $V_s$  که  $V_s$  سرعت سطحی جریان،  $V_m$  سرعت متوسط عمقی،  $V_s$ 

سرعت جریان رودخانه در هر نقطه از جریان با فاصله y از کف آبراهه، A ضریب تجربی و m شاخص قانون توانی توزیع سرعت میباشند. جدول ۲ بدین منظور قابل استفاده است (Biggs et al., 2021).

## جدول ۲- مقادير مختلف شاخص قانون تواني توزيع سرعت (Biggs et al., 2021)

شرايط نرمال	بستر صاف	بستر زبر	بستر خیلی زبر		
•/14٣-•/184	٠/١	۰/۲۵	۰/۳۳۳-۰/۵		
	(2)				

با انتگرال گیری از رابطه ۲، سرعت میانگین عمقی به صورت رابطه زیر خواهد بود:

$$V_{m} = \int_{0}^{H} V(y) \, dy = \left(\frac{A}{m+1}\right) H^{m} \tag{7}$$

که H عمق کل جریان است. نهایتاً طبق رابطـه نلسـون و همکاران (۲۰۱۷) شاخص سرعت برابر خواهد بود با:

$$k = \frac{1}{m+1} \tag{(f)}$$

بنابراین با در نظر گرفتن تابع توزیع توانی سرعت، شاخص سرعت فط سرعت، شاخص سرعت فقط تابع شاخص توانی (m) خواهد د بود و در تمامی اعماق جریان برابر با عدد ثابت خواهد شد (Nelson et al., 2017).

در توزیع لگاریتمی که سرعت در هر عمق به صورت تابعی از عمق کل مقطع، سرعت سطحی، شیب، زبری بستر و ... می باشد، شاخص سرعت متفاوت خواهد بود. رابطه توزیع لگاریتمی سرعت به صورت زیر می باشد:

$$V = V_{\rm s} + \frac{V_{*}}{\kappa} \ln\left(\frac{y}{H}\right) \tag{(a)}$$

که ۲=۰/۴ ثابت وان-کارمن و ۷۰ سرعت برشی جریان میباشد. در این شرایط شاخص سرعت از رابطه زیر قابل محاسبه است:

$$k = 1 - \frac{\sqrt{gRS_f}}{V_s \kappa} = 1 - \left(\frac{7.64\sqrt{RS_f}}{V_s}\right)$$
(8)

که S<sub>f</sub> شیب خط انرژی و g شتاب ثقل می باشـند. بـا جایگـذاری معادلات مقاومت جریان شزی و مانینـگ در رابطـه فـوق، بـهترتیـب معادلات (۲) و (۸) حاصل خواهند شد:

$$k = \frac{1}{1 + (7.64)}$$
 (Y)

$$k = \frac{1}{1 + \left(\frac{7.64n}{R_{6}^{1}}\right)}$$

بر اساس روابط فوق پارامتر k تقریباً با ضریب زبری شزی ارتباط مستقیم و با ضریب زبری مانینگ ارتباط عکس دارد.

(٨)

معادلات توزیع سرعت لگاریتمی و سهموی دارای دو قسمت است که یکی از آنها لگاریتمی و یکی سهموی است:

$$V = \frac{V_*}{\kappa} \ln\left(\frac{y}{z_0}\right)$$

$$V = \beta \frac{V_*}{\kappa} \left[\frac{y}{H} - \frac{1}{2}\left(\frac{y}{H}\right)^2 + \frac{1}{\beta} \ln\left(\frac{0.2H}{z_0}\right) - 0.18\right]$$

$$(9)$$

$$y/H < 0.2$$

$$(1)$$

$$y/H > 0.2$$

در رابطه فوق  $z_0$  ارتفاع زبری مطلق میباشد. بـا یکپارچـهسـازی معادلات فوق در سراسر عمق جریان و با فرض ضریب ثابت تجربـی  $\beta$  برابر با ۲۵/۶٬ سرعت متوسط عمقی بهصورت زیر خواهد بود:  $V_{\rm m} = \frac{V_*}{\kappa} \left[ \ln \left( \frac{0.2 {\rm H}}{z_0} \right) + 0.85 + \frac{z_0}{{\rm H}} \right]$  (۱۱)

بنابراین در این حالت شاخص سرعت بهصورت زیـر خواهـد شـد (Nelson et al., 2017):

$$k = \frac{\ln\left(\frac{0.2H}{z_0}\right) + 0.85 + \frac{z_0}{H}}{\ln\left(\frac{0.2H}{z_0}\right) + 2}$$
(17)

بنابراین طبق تحلیل ارائه شده فوق علاوه بر رابطه ۱، روابط ۴، ۶، ۷، ۸ و ۱۲ نیز برای محاسبه شاخص سرعت قابل استفاده می-باشند.

#### ۲- تحلیل ابعادی

با انجام تحلیل ابعادی و گروهبندی متغیرهای مهم بهصورت پارامترهای بی بعد، تعداد متغیرهای آزمایشگاهی کاهش یافته و نتایج برای حالتهای مشابه معتبر خواهد بود. پارامترهای مؤثر بر ارتباط بین سرعت سطحی و سرعت متوسط جریان (شاخص سرعت k) را می توان با رابطه (۱۳) نشان داد:

f (B, H, S<sub>0</sub>, V\*, n, g, 
$$\mu$$
,  $\rho$ ) = 0 (۱۳)  
که در این رابطه *B* عرض کانال، *H* عمق جریان، *S*<sup>0</sup> شیب کف  
ستر، \**V* سرعت برشی، *n* ضریب زبری مانینگ، *g* شـتاب ثقـل،  $\mu$   
زجـت دینـامیکی سـیال،  $\rho$  چگـالی سـیال مـیباشـند. بـا انتخـاب  
بارامترهای تکراری *H* د*S* او  $\rho$ ، پس از انجام تحلیل ابعادی بـه روش  
*π* باکینگهام و سادهسازیها خواهیم داشت:

$$k = \frac{V_m}{V_s} = f(\frac{B}{H}, S_0, \frac{nV_*}{H^{\frac{2}{3}}}, Fr_s, Re)$$
 (14)

در رابطه فوق Fr<sub>s</sub> عدد فرود سطحی جریان میباشد که با توجه به انتخاب پارامتر تکراری سرعت سطحی جریان و بیبعد نمودن پارامتر شتاب ثقل (g) بدین صورت ظاهر شده است. پارامتر بیبعد شده ضریب زبری مانینگ نیز با توجه به همبستگی بالا با شاخص سرعت k (بهدلیل تأثیر همزمان سرعت برشی و ضریب زبری مانینگ) انتخاب گردید. از آنجایی که آزمایش های این تحقیق در شرایط جریان آزاد صورت گرفت و با توجه به جدول ۱ که عدد رینولدز همواره در محدوده جریان متلاطم قرار دارد از بررسی آن صرفنظر شد؛ بنابراین شاخص سرعت به شیب کف کانال، نسبت عرض کانال به عمق جریان، زبری کف کانال و عدد فرود سطحی

جریان بستگی دارد. طبق رابطه فوق و متغیرهای بیان شده، ارتباط بین شاخص سرعت با پارامترهای فوق شناسایی شده و نمودارهای بیبع د ارائه شد.

قبل از انجام آزمایشها با انتخاب سه مقطع در هر دو کانال توزیعهای سرعت برداشت شد و با بررسی توزیعها و در نظر گرفتن اثر دریچه انتهایی و توسعهیافتگی جریان، بهترین مقطع انتخاب شد. شکل ۴ نمونه ای از توزیع بیبعد سرعتها را در بستر صاف (با ضریب زبری مانینگ ۲۰/۱۱) و بستر با زبری توری (با ضریب زبری مانینگ ۲۰/۱۶) در دبی جریان ۱۳/۰۸ لیتر بر ثانیه در دو شیب نشان میدهد.



شکل ٤- نمونهای از توزیعهای سرعت اندازه گیری شده در دبی ۱۳/۰۸ لیتر بر ثانیه در حالت بستر با زبری توری و حالت صاف

## ۱ – نتایج بخش تحلیلی شاخص سرعت

توزیعهای توزیع قائم سرعت با استفاده از سه قانون توانی، لگاریتمی و لگاریتمی – سهموی ترسیم گردید و شاخص سرعت با استفاده از هر سه قانون و نیز با معادله رگرسیونی سرعت سطحی – سرعت متوسط آزمایشگاهی محاسبه شد. با توجه به شکل ۵ نمودارهای توزیع توانی و لگاریتمی سرعت نسبت به توزیع لگاریتمی – سهموی، مقادیر بهتر و نزدیک تری به توزیعهای سرعت اندازه گیری شده دارند. توزیع توانی در بیشتر حالات، مقادیر نزدیک تری به توزیع های اندازه گیری شده دارد. همچنین سرعت سطحی در این دو توزیع بسیار نزدیک به سرعت سطحی آزمایشگاهی می باشد. بررسی مقادیر سرعت متوسط نشان داد که در نتایج آزمایشگاهی، مقدار سرعت متوسط بیشتر از مقادیر تخمینی این مدل ها می باشد؛ بنابراین شاخص سرعت محاسبه شده از این سه مدل با شاخص سرعت محاسباتی در آزمایشگاه اختلاف خواهد داشت.

شکل ۶ روند تغییر شاخص سرعت در اعماق مختلف آزمایش شده را در سه مدل توزیع سرعت و شرایط آزمایشی در کل آزمایشها نشان میدهد. با توجه به شکل، مقادیر شاخص سرعت در شرایط آزمایشگاهی بیشتر از مدلهای توزیع سرعت میباشند. با توجه به شکل ۶ الف و ب در تمامی مدلها، شاخص سرعت در بستر با زبری

توری کمتر از بستر صاف میباشد و این مدل ها به پارامتر زبری حساس میباشند. نتایج این شکل نشان میدهد روابط تحلیلی ارائه شده بهمنظور محاسبه شاخص سرعت با استفاده از این دو توزیع در راستای نتایج آزمایشگاهی بوده و خطای ناچیزی در تخمین دبی در حلالت بستر صاف دارند، اما در حالت زبر، این مدل ها نسبت به زبری حساس تر عمل می کنند. میانگین قدر مطلق خطای محاسباتی شاخص سرعت در سه مدل توانی، لگاریتمی و لگاریتمی – سهموی نسبت به شاخص سرعت بهدست آمده از آزمایش ها بهترتیب در حالت بستر صاف ۲/۵، ۲/۵ و ۲/۴ درصد و در حالت بستر با زبری توری به-ترتیب ۱/۲۱، ۱۰ و ۱۴/۸ درصد محاسبه گردید. مدل توزیع توانی در بستر صاف و مدل توزیع لگاریتمی در بستر با زبری تری میانگین خطای کمتری در برآورد شاخص سرعت دارند.

به طور کلی استفاده از شاخص سرعت در مدل های توزیع توانی، توزیع لگاریتمی و توزیع لگاریتمی- سهموی با توجه به داده های آزمایشگاهی این پژوهش سبب تخمین دبی جریان با میانگین قدر مطلق خطای کمتر از ۱۰ درصد در مقایسه با واقعیت میباشد. همچنین با استفاده از شاخص سرعت ۱۹۲۲ (میانگین شاخص سرعت داده های آزمایشگاهی)، میانگین قدر مطلق خطا حدود ۴/۹ درصد به-دست خواهد آمد.



شکل ۵- توزیع قائم سرعت مشاهداتی و توزیعهای مختلف سرعت در دبیها و شیبهای مختلف در اعماق مختلف



شکل ٦- مقادیر شاخص سرعت الف- حالت بستر صاف در دو کانال ب- حالت بستر با زبری توری

۲- نتایج بخش تحلیل ابعادی شاخص سرعت

بررسی اثر شیب کف کانال و عدد فـرود سـطحی جریـان بـر تغییرات شاخص سرعت

شکل ۷ الف تغییرات شاخص سرعت را در شیبهای مختلف در تمامی آزمایشهای دو کانال در سه دبی و سـه عمـق جریـان نشـان میدهد. با توجه به این که شیب طولی بستر بـر روی هـر دو سـرعت

متوسط و سرعت سطحی اثر می گذارد بنابراین بر شاخص سرعت که نسبت این دو سرعت می باشد تأثیری ندارد. با توجه به شکل ۷ ب با ترسیم اعداد فرود سطحی جریان در برابر شاخص سرعت مشخص شد که به طور کلی با افزایش اعداد فرود سطحی، شاخص سرعت شیب کاهشی دارد.



شکل ۷- الف- تغییرات شاخص سرعت در شیبهای مختلف بستر کانال ب- تغییرات شاخص سرعت نسبت به عدد فرود سطحی جریان

بررسی تأثیر پارامتر عمق نسبی بر شاخص سرعت

شکل ۸ روند تغییرات شاخص سرعت را در دو کانال با عرض ۴۰ و ۶۰ سانتیمتر نسبت به پارامتر *B/H* نشان میدهد. آزمایشها در سه عمق و سه دبی مختلف در هر دو کانال انجام شد. با توجه به شکل ۱۰۰ با افزایش *B/H* شاخص سرعت کاهش مییابد که این نتیجه مشابه نتیجه هایوت و همکاران میباشد (Hauet et al., 2018). این موضوع نشاندهنده آن است که با کاهش عمق جریان، اختلاف بین

سرعت متوسط و سرعت سطحی به دلیل تنش برشی زیاد و خطی شدن توزیع سرعت در جریانهای کم عمق افزایش می یابد که این نتیجه مشابه USBR است (USBR., 1997). به طور کلی تأثیر پارامتر B/H در هر دو حالت ناشی از تغییر عرض کانال در اعماق ثابت و همچنین تغییر عمق جریان در عرض ثابت بر شاخص سرعت در هر دو حالت مشابه می باشد. در B/H های بیشتر از ۵ (کانال های عریض)، کاهش شاخص سرعت واضحتر مشاهده می شود.



شکل ۸- تغییرات شاخص سرعت در تمامی آزمایش ها نسبت به پارامتر عمق نسبی

بررسی اثر زبری نسبی بستر کانال بر تغییرات شاخص سرعت با برقراری جریان یکنواخت در کانال با عرض ۴۰ سانتیمتر در هر دو حالت بستر صاف و بستر با پوشش تـوری، میانگین ضـرایب زبری مانینگ بهترتیب حدود ۲۰۱۱ و ۲۰۱۶ بهدست آمد. بـهمنظور بررسی اثر زبری، پارامتر زبری نسبی و پارامتر بـیبعـد شـده ضـریب زبری مانینگ حاصل از آنالیز ابعادی بررسی شد. پارامتر بیبعد ضریب زبری مانینگ مامل اثر ترکیبی سرعت برشی، عمق و ضریب زبری مانینگ اثر زبری را بسیار بهتر از زبری نسبی نشان میدهد و بهدلیـل همبستگی بالایی که با شاخص سرعت داشت، جهت بررسی اثر زبری انتخاب گردید. همان طور که در شکل ۹– الف– مشاهده می شـود، با افزایش پارامتر ضریب زبری مانینگ بیبعد، شاخص سـرعت کـاهش وزایش پارامتر ضریب زبری مانینگ بیبعد، شاخص سـرعت نسبت بـه پارامترهای *H*/*H* را در دو حالت بستر صاف و زبر نشان میدهد. نتایج

حاکی از آن است که در کانال با عرض ۴۰ سانتیمتر در اعماق ثابت (R) ثابت)، شاخص سرعت در حالت صاف نسبت به حالت بستر با پوشش توری مقادیر بیشتری دارد. با ایجاد زبری بستر، نیمرخ عمقی جریان گرادیان بیشتری داشته و تفاوت سرعت متوسط با سرعت سطحی افزایش مییابد که این موضوع سبب کاهش مقدار شاخص سرعت را برای سرعت می گردد. هایوت و همکاران نیز مقدار شاخص سرعت را برای رودخانههای کوهستانی حدود (R) و برای کانالهای بتنی مصنوعی مرعت را برای سرعت می گردد. مایوت و همکاران نیز مقدار شاخص سرعت را برای سرعت می گردد. هایوت و همکاران نیز مقدار شاخص سرعت را برای مودخانههای کوهستانی حدود (R) و برای کانالهای بتنی مصنوعی (2018). در کانالهای عریض به دلیل عمق کم جریان نسبت به مرعت به در شکل (R) های عریض به دلیل عمق کم جریان نسبت به مرعت به در شکل (R) های بالا (R/R) های بالا (R/R)، که در شکل (R) می بستر واضح میاشد در R/R های بالا (R/R)، که مقدار شاخص مواد میاند در R/R می مان طور که در شاخص سرعت در حالت صاف شدیدتری نسبت به مقاد بر می ماند در R

حالت بستر با پوشش توری دارد. رحیمپور و رحیمی (۱۳۹۳) نیز به این نتیجه رسیدند که با زبرتر کردن دیواره کانال، مقدار شاخص کاهش

مىيابد.



شکل ۹- الف- تغییرات شاخص سرعت نسبت به پارامتر زبری بیبعد ب- تغییرات پارامتر B/H در دو حالت بستر صاف و پوشش توری

اعداد رینولدز برشی آزمایشها در جدول ۱ نشان میدهد که شرایط جریان به صورت آشفته با بستر صاف و انتقالی است و با توجه به محدودیت فرمول مانینگ که فقط در شرایط جریان آشفته کاملاً زبر ( قابل استفاده است (Chanson., 2004). بهتر است از ضریب اصطكاك دارسى-ويسباخ استفاده شود:

$$\frac{1}{\sqrt{f}} = -2\log\left(\frac{K_s}{14.84R} + \frac{2.51}{Re\sqrt{f}}\right)$$
(10)

در رابطه فوق f ضریب دارسی-ویسباخ،  $K_s$  ارتفاع زبری، R شعاع هیدرولیکی و Re عدد رینولدز جریان می باشد. ضریب دارسی-ویسباخ محدودیت ضریب زبری مانینگ را ندارد و در تمامی شرایط جریان-های آشفته قابل استفاده است. شکل ۱۰ رابطه بین ضریب دارسی-ويسباخ با شاخص سرعت را نشان مىدهد. مشاهده مىشود كه ارتباط این ضریب با شاخص سرعت به صورت عکس می باشد و با افزایش این ضریب، شاخص سرعت با شیب ملایمی کاهش می یابد. ضریب همبستگی این پارامتر با شاخص سرعت مشابه ضریب همبستگی زبری نسبی بوده و همسو با نتایج پارامتر ضریب زبری مانینگ بی بعد مى باشد.



پارامتر بیبعد ضریب اصطکاک دارسی - ویسباخ

1- Fully rough turbulent flow

بر اساس دادههای بهدست آمده از تحلیل ابعادی و پارامترهای بیان شده، ضرایب همبستگی بین پارامترها با نرمافزار SPSS بررسی گردید و مشاهده شد که دو پارامتر ضریب زبری بیبعد و عمق نسبی بيشترين همبستگي را با شاخص سـرعت نشـان مـيدهنـد؛ بنـابراين رابطهای بهمنظور برآورد این شاخص بر اساس این دو پارامتر در کانالهای آزمایشگاهی در بستر صاف ارائه گردید. برقراری ارتباط بین تمام پارامترها بهدلیل پراکندگی شاخص سرعت امکان پذیر نبود. میانگین قدر مطلق خطای نسبی محاسبه شاخص سرعت از رابطه ۱۷ نسبت به مقادیر شاخص سرعت بهدست آمده از دادههای کانالهای آزمایشگاهی ۵/۴ درصد برآورد گردید؛ یعنی شاخص سرعت از رابطه ۱۶ با توجه به پارامتر زبری بیبعد و عمق نسبی محاسبه گردید و مقدار میانگین خطای آن نسبت به دادههای واقعی آزمایشگاه از رابطه ۱۷ محاسبه شد. رابطه (۱۶) با  $R^2 = -1/7$  قابل قبول می باشد:

$$k = -439.293 \left(\frac{nV_*}{H^2}\right) -0.019 \left(\frac{B}{H}\right)^2$$

$$+61.083 \left(\frac{nV_*}{H^2}\right) \left(\frac{B}{H}\right) +0.188 \left(\frac{B}{H}\right) +0.502$$

$$\sum_{i=1}^{N} \frac{|k_{exp}-k_{cal}|}{I_{exp}}$$
(19)

$$RMAE = \frac{\sum_{i=1}^{N} k_{exp}}{N}$$
(1Y)

در رابطه N ۱۷ تعداد کل دادهها،  $k_{exp}$  و  $k_{cal}$  به ترتیب مقدار شاخص سرعت مشاهداتی در آزمایشگاه و مقدار شاخص سرعت محاسبه شده از رابطه ۱۶ می باشد. دامنه تغییرات پارامترهای بی بعد آزمایشهای انجام شده این پژوهش ازجمله شیب بستر کانال ۰/۱-۰ درصد، عدد فرود سطحی جریان ۰/۷۸–۰/۰۵، عمق نسبی جریان ۲/۱۸–۹/۲۲ و ضریب زبری مانینگ بی بعد ۲/۱۰۰–۲۰۰۰ می-باشد.

## بررسی مقدار متوسـط شـاخص سـرعت پـژوهش حاضـر بـا شاخص سرعت سایر محققین

در انتهای این پژوهش با توجه به مرور منابعی که صورت پذیرفت مقادیر دبی با مقادیر شاخص سرعت ارائه شده سایر محققین تخمین زده شد و با مقدار متوسط شاخص سرعت این پژوهش مقایسه شد. پارامترهای خطا از روابط زیر محاسبه گردید:

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{N} \sum_{i=1}^{N} (Q_{exp} - Q_{cal})^2}$$
(1A)

$$E_{NS} = 1 - \frac{\sum_{i=1}^{N} \left( Q_{exp} - Q_{cal} \right)^2}{\sum_{i=1}^{N} \left( Q_{exp} - \overline{Q}_{exp} \right)^2}$$
(19)

$$CRM = \frac{\sum_{i=1}^{N} Q_{exp} - \sum_{i=1}^{N} Q_{cal}}{\sum_{i=1}^{N} Q_{exp}}$$
( $\Upsilon \cdot$ )

$$ME = Max \left| Q_{exp} - Q_{cal} \right|_{i}$$
(71)

که در روابط فوق پارامترهای  $Q_{exp}$  و  $Q_{cal}$  به ترتیب دبی واقعی و دبی محاسباتی و N تعداد آزمایش ها میباشند. مقادیر پارامترهای خطای دبی محاسبه شده برای هر یک از شاخص های سرعت در جدول ۳ به طور خلاصه بیان شده است. مقادیر RMAE از رابط ۱۷ محاسبه محاسبه گردید (مقادیر دبی های واقعی و محاسباتی جایگزین مقادیر شاخص سرعت در رابطه ۱۷ شدند).

جدول ۳- مقادیر خطای تخمین دبی با استفاده از مقادیر شاخص سرعت سایر محققین							
E <sub>NS</sub>	RMAE	CRM	ME(m <sup>3</sup> /s)	RMSE(m <sup>3</sup> /s)	k	مطالعات محققين	
٠/٩ <b>٧</b> ٧	۰/۰۵۱	•/•١٣	•/•• \	٠/٠٠١	٠/٩	(Hauet et al., 2018, Fulton et al., 2020)	
•/948	٠/٠٨١	•/•۶٨	•/••٣	٠/٠٠١	۰/۸۵	(Moramarco et al., 2017, Yang et al., 2019, Fulton et al., 2020)	
•/AY	٠/١٢٩	•/١٢٣	•/••۴	•/••٢	۰/٨	(Weitbrecht et al., 2002, Jodeau et al., 2008, Hauet et al., 2018)	
•/٨	۰/۱۶۱	۰/۱۵۶	۰/۰۰۵	•/••٢	•/٧٧	(Osorio-Cano et al., 2013)	
۰/۵۶۹	•/٣٣٧	•/٣٣٢	•/••۶	•/••٣	•/Y	(Welber et al., 2016, Chen et al., 2022)	
•/441	•/7٧	•/780	•/••Y	•/••٣	۰/۶۷	(Polatel., 2006, Chen et al., 2022)	
•/١٨٨	•/٣٢۴	۰/۳۲	•/••٨	•/••۴	•/۶۲	(Osorio-Cano et al., 2013)	
-•/۲۴۷	٠/۴٠١	•/٣٩٧	٠/٠١	۰/۰۰۵	۰/۵۵	(Genç et al., 2015, Bahmanpouri et al., 2022)	
$-1/\Delta$	•/۵۶۴	•/581	•/•14	•/••Y	۰/۴	(Gunawan et al., 2012, Bahmanpouri et al., 2022)	

با توجه به جدول فوق و مقادیر پارامترهای خطای محاسبه شده، مقدار شاخص سرعت ۰/۹ با کمترین مقادیر CRM ، ME ، RMSE و RMAE و بیشترین E<sub>NS</sub> نسبت به سایر شاخصها، بهترین بر آورد را در تخمین دبی واقعی دارد. این مقدار شاخص سرعت به مقدار متوسط شاخص سرعت این پژوهش ۰/۹۲ نزدیک تر می باشد. همان طور که در جدول فوق مشاهده می شود با شاخص ۰/۹ کمترین خطا و با شاخص ۰/۴ بیشترین خطا در بر آورد دبی رخ می دهد.

## نتيجهگيرى

سرعت سطحی پارامتری است که اثرات پدیده پسماند و اثرات تغییر هندسه مقطع عرضی رودخانه در طی زمان و ناشی از شرایط هیدرولیکی و رسوبی را در برمیگیرد. مقدار شاخص سرعت به عوامل زیادی ازجمله عدد فرود، زبری بستر، عمق جریان و عرض مجاری و... بستگی دارد. اثر شیب طولی بر روی شاخص سرعت چندان واضح نبود. بهطورکلی بررسیها در این تحقیق نشان داد مقدار شاخص سرعت در کانالهای آزمایشگاهی در شرایط جریانهای یکنواخت و غیریکنواخت در بستر صاف و پوشش توری در محدوده ۱–۷/۷

متغیر میباشد. پارامترهای عمق نسبی، عدد فرود سطحی و زبری بى بعد رابطه عكس با شاخص سرعت دارند. مقدار ٠/٨٥ طبق يافتـه-های محققین برای رودخانههای با نسبت ابعادی بزرگ و عمیق پذیرفته شده است همچنین این مقدار پیشفرض بهشدت، به یکنواختی جریان و شدت زبری وابسته میباشد. شاخص سرعت بهدستآمده از آزمایشهای این پژوهش حول مقدار ۰/۹۲ در نوسان میباشد. حدود بالا و پایین شاخص سرعت یافته های صحرایی محققین پیشین کمتر از مقادیر این پژوهش میباشد علت آن میتواند شكل مقطع نامنظم رودخانهها، نسبتهاى ابعادى متفاوت، توزيع غیریکنواخت دانهبندی بستر و استغراق نسبی عناصر زبری، وجود پوششهای گیاهی در بستر و بدنه رودخانه، فرم بستر، وجود جریان-های ثانویه در محل خم و هر عاملی که سبب تغییرات توزیع قائم سرعت شود که در شرایط آزمایشـگاه دیـده نمـیشـود، باشـد. مقـدار شاخص سرعت در شرایطی که اثر باد شدید می باشد یا در شرایط وجود جریانهای ثانویه، بزرگتر از ۱ گزارش شده است بنابراین به-منظور تعميم شاخص سرعت به شرايط صحرايي به مطالعات بيشتر و اندازه گیری های صحرایی نیاز می باشد. روش سرعت سطحی می تواند Information-theoretic portfolio decision model for optimal flood management. Environmental Modelling and Software. 119:258-274.

- Fujita, I. 2018. Principles of surface velocity gaugings. The 4th IAHR-WMO-IAHS Training Course on Stream Gauging, 2.
- Fulton, J. W., Mason, Ch. A., Eggleston, J. R., Nicotra, M. J., Chiu, Ch., Henneberg, M. F., Best, H. R., Cederberg, J. R., Holnbeck, S. R., Lotspeich, R. R., Laveau, Ch. D., Moramarco, T., Jones M. E., Gourley, J. J. and Wasielewski, D. 2020. Near-Field Remote Sensing of Surface Velocity and River Discharge Using Radars and the Probability Concept at 10 U.S. Geological Survey Streamgages. Remote Sensing. 12(8), 1296.
- Geay, T., Zanker, S., Hauet, A., Misset, C. and Recking, A. 2018. An estimate of bedload discharge in rivers with passive acoustic measurements: Towards a generalized calibration curve? In Proceedings of the 9th International Conference on Fluvial Hydraulics (River Flow), Lyon, France, 5–8 September.
- Genç, O., Ardıçlıoglu, M. and Agıralioglu, N. 2015. Calculation of mean velocity and discharge using water surface velocity in small streams. Journal of Flow Measurement and Instrumentation. 41:115– 120.
- Gunawan, B., Sun, X., Sterling, M., Shiono, K., Tsubaki, R., Rameshwaran, P., Knight, D. K., Chandler, J. H., Tang, X., and Fujita, I. 2012. The application of LS-PIV to a small irregular river for inbank and overbank flows. Journal of Flow Measurement and Instrumentation. 24:1-12.
- Hauet, A., Morlot, Th. and Daubagnan, L. 2018. Velocity profile and depth-averaged to surface velocity in natural streams: A review over a large sample of rivers. In E3s web of conferences (Vol. 40, p. 06015). EDP Sciences.
- Heritage, G., Entwistle, N., Milan, D., and Tooth, S. 2019. Quantifying and contextualising cyclonedriven, extreme flood magnitudes in bedrockinfluenced dryland rivers. Advances in Water Resources. 123:145-159.
- Huang, K. L., Chen, H., Xiang, T. Y., Lin, Y. F., Liu, B. Y., Wang, J., Liu, D. D. and Xu, C. Y. 2022. A photogrammetry-based variational optimization method for river surface velocity measurement. Journal of Hydrology. 605, 127240.
- Jodeau, M., Hauet, A., Paquier, A., Le Coz, J. and Dramais, G. 2008. Application and evaluation of LSPIV technique for the monitoring of river surface velocities in high flow conditions. Journal of Flow Measurement and Instrumentation. 19(2):117–127.
- Khan, M. R., Gourley, J. J., Duarte, J. A., Vergara, H.,

در آینده جایگزین مناسبی برای روش منحنی دبی-اشل باشد. با توجه به اینکه رودخانهها در شرایط سیلابی به صورت مقاطع مرکب ظاهر می شوند و سیلاب دشتها نیز بر روی سرعت جریان تأثیر گذار هستند با مطالعه این روش بر روی کانال های مرکب و مقاطع رودخانه ای می توان روش سرعت سطحی را گسترش داد و به نتایج بهتری جهت تخمین دبی رسید.

## فهرست منابع

```
رحیمی، ا. و رحیمپور، م. ۱۳۹۳. اصلاح ضریب سـرعت سـطحی در
روش جسم شناور با مدلسازی جریان در نرمافزار فلوئنت. نشریه
آبیاری و زهکشی ایران. ۸۹(۴):۰۹۹–۸۰۰.
```

- Akter, T., Quevauviller, P., Eisenreich, S. J. and Vaes, G. 2018. Impacts of climate and land use changes on flood risk management for the Schijn River, Belgium. Environmental science and policy. 89:163-175.
- Al Sawaf, M. B., Kawanisi, K. and Xiao, C. 2020. Measuring Low Flowrates of a Shallow Mountainous River within Restricted Site Conditions and the Characteristics of Acoustic Arrival Times within Low Flows. Water Resources Management. 34(10):3059-3078.
- Bahmanpouri, F., Barbetta, S., Gualtieri, C., Ianniruberto, M., Filizola, N., Termini, D., and Moramarco, T. 2022. Prediction of river discharges at confluences based on Entropy theory and surfacevelocity measurements. Journal of Hydrology, 606, 127404.
- Biggs, H., Smart, G., Holwerda, N., Doyle, M., McDonald, M. and Ede, M. 2021. River discharge from surface velocity measurements - A field guide for selecting alpha. Envirolink Advice Report. Christchurch, New Zealand.
- Chanson, H. 2004. The hydraulics of open channel flow: An introduction. Elsevier, Second Edition, Oxford; Burlington, MA: Elsevier Butterworth-Heinemann. Xlvii. 585, [16] of plates. p: 634.
- Chen, Y. C., Hsu, Y. C. and Zai, E. O. 2022. Streamflow Measurement Using Mean Surface Velocity. Water. 14(15):2370.
- Cipolla, S. S., Nones, M. and Maglionico, M. 2018. Estimation of flow discharge using water surface velocity in reclamation canals: a case study, In Proc. of the 5th IAHR Europe Congress - New Challenges in Hydraulic Research and Engineering, Editor(s) Aronne Armanini and Elena Nucci. (pp. 623-624).

Convertino, M., Annis, A., and Nardi, F. 2019.

- Rantz, S. E. 1982. Measurement and computation of streamflow-Volume 2. Computation of discharge: U.S. Geological Survey Water-Supply Paper 2175. 284 p.
- Tauro, F., Selker, J., van de Giesen, N., Abrate, T., Uijlenhoet, R., Porfiri, M., et al. 2018. Measurements and Observations in the XXI century (MOXXI): Innovation and multi-disciplinarity to sense the hydrological cycle. Hydrological Sciences Journal. 63(2):169–196.
- USBR (United States Bureau of Reclamation). 1997. Water measurement manual. Water Resources Publications. LLC, Highlands Ranch. CO.
- Weitbrecht, V., Kühn, G. and Jirka, G. H. 2002. Large scale PIV-measurements at the surface of shallow water flows. Journal of Flow Measurement and Instrumentation. 13(5-6): 237–245.
- Welber, M., Le Coz, J., Laronne, J. B., Zolezzi, G., Zamler, D., Dramais, G., Hauet, A. and Salvaro, M. 2016. Field assessment of noncontact stream gauging using portable surface velocity radars (SVR). Journal of Water Resources Research. 52(2):1108–1126.
- Woolway, R. I., Kraemer, B. M., Lenters, J. D., Merchant, C. J., O'Reilly, C. M. and Sharma, S. 2020. Global lake responses to climate change. Nature Reviews Earth & Environment. 1(8): 388-403.
- Xia, C., Liu, G., Zhou, J., Meng, Y., Chen, K., Gu, P., Yang, M., Huang, X. and Mei, J. 2021. Revealing the impact of water conservancy projects and urbanization on hydrological cycle based on the distribution of hydrogen and oxygen isotopes in water. Environmental Science and Pollution Research. 28:40160–40177.
- Yang, Y., Wen, B., Wang, C. and Hou, Y. 2019. Realtime and automatic river discharge measurement with UHF radar. IEEE Geoscience and Remote Sensing Letters. 17(11):1851-1855.
- Zhang, J., Guo, L., Huang, T., Zhang, D., Deng, Z., Liu, L. and Yan, T. 2021. Hydro-environmental response to the inter-basin water resource development in the middle and lower Han River, China. Hydrology Research. 53(1): 141-155.
- Zhao, H. Y., Chen, H., Liu, B. Y., Liu, W. G., Xu, C. Y., Guo, S. L. and Wang, J. 2021. An improvement of the Space-Time Image Velocimetry combined with a new denoising method for estimating river discharge. Flow Measurement and Instrumentation. 77: 101864.

Wasielewski, D., Ayral, P. A., and Fulton, J. W. 2021. Uncertainty in remote sensing of streams using noncontact radars. Journal of Hydrology. 603, 126809.

- Lee, D., Ward, P. and Block, P. 2018. Attribution of Large-Scale Climate Patterns to Seasonal Peak-Flow and Prospects for Prediction Globally. Water Resources Research. 54(2):916–938.
- Levesque, V. A., and Oberg, K. A. 2012. Computing discharge using the index velocity method (pp. 3-A23). US Department of the Interior, US Geological Survey.
- Li, Z., Li, Q., Wang, J., Feng, Y. and Shao, Q. 2020. Impacts of projected climate change on runoff in upper reach of Heihe River basin using climate elasticity method and GCMs. Science of the total Environment. 716, 137072.
- Liu, B., Wang, Y., Xia, J., Quan, J. and Wang, J. 2021. Optimal water resources operation for riversconnected lake under uncertainty. Journal of Hydrology. 595, 125863.
- Moramarco, T., Barbetta, S. and Tarpanelli, A. 2017. From Surface Flow Velocity Measurements to Discharge Assessment by the Entropy Theory. Journal of water. 9(2):1-12
- Muste, M., Fujita, I., and Hauet, A. 2008. Large-scale particle image velocimetry for measurements in riverine environments. Journal of Water Resources Research. 44(4):1–14.
- Nelson, J. M., Kinzel, P. J., Legleiter, C. J., McDonald, R. R., Overstreet, B. and Conaway, J. S. 2017. Using remotely sensed data to estimate river characteristics including water-surface velocity and discharge. 37<sup>th</sup> IAHR World Congress, Kuala Lumpur, Malaysia. (pp. 1-10).
- Osorio-Cano, J. D., Osorio, A. F. and Medina, R. 2013. A method for extracting surface flow velocities and discharge volumes from video images in laboratory. Journal of Flow Measurement and Instrumentation. 33:188–196.
- Polatel, C. 2006. Large-scale roughness effect on freesurface and bulk flow characteristics in openchannel flows. Ph.D. Thesis. Iowa Institute of Hydraulic Research. The University of Iowa, Ames, Iowa.
- Randall, M. 2021 National Industry Guidelines for hydrometric monitoring – Part 11: Application of surface velocity methods for velocity and open channel discharge measurements. Bureau of Meteorology. Melbourne, Australia.



# Experimental Investigation of Effective Factors on the Velocity Index for Calculating Discharge in Open Channels

Z. Ghorbani<sup>1</sup>, A. Zahiri<sup>2\*</sup>, H. Khalili Shayan<sup>3</sup>, A.A. Dehghani<sup>4</sup>, Kh. Ghorbani<sup>2</sup>

Recived: Apr.22, 2023 Accepted: Aug.22, 2023

#### Abstract

Due to the measurement problems related to direct methods for estimating discharge, indirect methods based on the concept of surface velocity have been recently developed. In the present research according to the limited number of studies and the lack of appropriate relations between river geometric and hydraulic parameters with velocity index, the effect of dimensionless parameters including dimensionless Manning roughness coefficient, relative depth, surface Froud number and bed slope on the velocity index has been experimentally investigated. The results showed that by increasing the parameters of relative depth, dimensionless Manning roughness coefficient and surface Froude number the velocity index decreases. Meanwhile the influence of the bed slope is not clear. The mean value of the velocity index in rectangular channels was 0.92 and its average error was estimated to be about 4.9%. Also, the analysis of the analytical models of the vertical velocity distribution showed that in the case of a smooth bed, the power law model with 4.5% average error and in the case of the bed with metal mesh, the logarithmic law with 10% average error have the best estimate of the velocity index.

Keywords: Bed Slope, Estimation of Discharge, Surface Velocity, Velocity Index

<sup>1-</sup> Ph.D. Student of Water Structures, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, Gorgan, Iran.

<sup>2-</sup> Associate Professor, Department of Water Science and Engineering, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, Gorgan, Iran

<sup>3-</sup> Ph.D. Graduated of Water Structures, Tehran University, Tehran, Iran

<sup>4-</sup> Professor, Department of Water Science and Engineering, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, Gorgan, Iran

<sup>(\*-</sup> Corresponding author Email: Zahiri.areza@gmail.com)