Evaluation of TWI index and TOPMODEL hydrological model in erosion and runoff (case study: Maroon basin in southwest Iran)

Aref Ghalesardi Gonjanak 🐌, Heeva Elmizadeh 🕷 💿, Alireza Abbasi 🗐, Arezoo Soleimany 🕫

^a Graduated M.S. in Geomorphology, Khorramshahr University of Marine Science and Technology, Khorramshahr, Iran

^bAssociate professor, Marin Geology Department, Khorramshahr University of Marine Science and Technology, Khorramshahr, Iran

^c Assistant Professor, Department of Geography, Islamic Azad University, Najaf abad Branch, Najaf abad, Iran

^d Graduated Ph.D., Department of Environment, Faculty of Natural Resources and Environment, Malayer University, Malayer, Iran

Article History (Received: 2023/06/11	Accepted: 2024/06/16)
	Keseurch Full Fuper

Extended abstract

1- Introduction

The topography is, directly and indirectly, affects the geomorphic processes and hydrological behavior of the slope (Prancevic and Kirchner, 2019), therefore, quantitative correlation of topography features is possible due to deposition and runoff production and predicting the spatial distribution of soil and surface deposits (McKenzie and Ryan, 1999). different shapes and sides of slopes in the drainage basin affect the time of runoff movement on the slopes and drainage networks and the basin response, such as time, equilibrium, retardation time, concentration-time, and hydrograph peak time. These temporal features constitute an important part of the hydrological modeling of the watershed. Considering that most of rainfall-runoff models relate to runoff traverse times at the slopes surface, it is easy to study the topography effect on runoff features such as river discharge estimators, flood forecasting, peak flow, runoff volume, and water resource management (Merheb et al., 2016; Mlynski et al., 2019). In terms of morphodynamic conditions, the topography is directly related to erosion and sedimentation processes. Topographic wetness index theory (TWI) is designed as an important and all-purpose feature in the rainfall-runoff model to measure the effect and topography controlling on hydrological processes (Calogero et al., 2015; Jeziorska and Niedzielski, 2018; Xue et al., 2018). This model simulates the interaction of groundwater and surface water with topography to determine which regions are prone to saturation of the earth and thus have a high potential for surface accumulation water (Ballerine, 2017) and can be expressed quantitatively as a physical indicator the effect of the topography of watersheds slopes on the mechanism of substructure flow (groundwater), runoff production, the spatial distribution of soil moisture and the ability of soil moisture deficiency to saturation state at each point in the range and level of the basin. (Beven and Kirkby 1979; O'Loughlin 1986; Barling et al. 1994; Qiu et al., 2017).

2-Methodology

The Maroon River drainage basin, with an area of 7228 square kilometers and an area of 802 kilometers, covers the central part of the Jarahi-Zohreh basin. The Jarahi-Zohreh basin is itself a large part of the Persian Gulf-Oman Sea basin, which its drainage network pours into the northwest part of the Persian Gulf (Fig. 1). In this study, the based data obtained have formed 30 m SRTM DEM data, 1:50000 topographic maps, geological maps of 1:100000, aerial photos, Landsat satellite imagery, Google Earth, and field visits and ArcGIS10.3, QGIS, and SAGA software. To estimate topographic indices, first, it is processed the DEM data file and the stream network of the study basin in the SAGA software environment and then topographic basin indices based on DEM data were calculated and analyzed by the existing functions of this software. In the continuation, slopes of the Maroon basin were classified into nine different types based on two indices of plan shape (divergence, convergence, parallel) and profile (curvature) slopes profile (concave, convex, and flat) (Fig. 2) and the obtained

^{*} Corresponding Author: Elmizadeh@kmsu.ac.ir

amount of TWI index was analyzed in them. a: The hydrological model (TOPMODEL) is a semi-distributed model where the topography changes of the region and participating levels play a major role in the runoff, assuming that hydraulic gradient can be estimated using the land topography gradient (Ballerine, 2017). The topographic information used in this model is introduced as a topographic moisture indicator and can express the topography effect on runoff production and slope movements quantitatively. These values are calculated using the digital elevation model (DEM) of the studied area and by measuring the flow direction, current accumulation, gradient, and different geometrical characteristics obtained from Arc Hydro software. The final result is a Raster layer which shows pathways (regions) with drainage ditches where water is likely to accumulate there (Ballerine, 2017).

3- Results

The results of basin type stud show that the first-class waterways flow mostly in divergent basins with flat curvature. The second, third, and fourth classes of the basin flow in the concave and parallel basin, and the fifth and sixth classes flow in convex and convergent basins (Table 1). In divergent slopes of the basin, the topographic moisture index has been reduced and in convex and convergent basins, the topographic moisture index increases. Furthermore, the TWI index has a high inverse correlation with the degree gradient and average height of the river (-0.97). This index decreases with the increasing gradient and height of waterways (Table 2). In the trimming basins, the increasing general gradient has led to an acceleration of water flow, thus the time required for penetrating water flow and rainfalls is decreased and the concentration-time is decreased too, and correspondingly amount of erosion and water wasting is increased.

4-Discussion & Conclusions

The results of the study show that the topographic features of the basin-like the slope plan and longitudinal profile of the slope play a decisive role in hydrological processes and runoff time features and slope response time. These features not only directly affect geomorphological and hydrological conditions like annual runoff, flood volume, soil erosion intensity, and sediment production, but also indirectly effects the climate, ecological situation, and vegetation, as well as effects on the water situation in the basin. The results of the basin slope type study are such that the divergent slopes are the lowest amount in the topographic moisture index. Surface water and subsurface water is not concentrated, they spread, and pass slopes water rapidly. the results showed that there is a significant relationship between hydrological processes with the topography and geomorphology indices and can be used as a variable to simulate the moisture state of the Maroon basin area, which is an example of an indirect and low-cost approach to study the hydrological and geomorphological features of the region. the consistency of this index to local soil conditions is a certain advantage over the existing methods and in detailed application programs it needs to perform more activity and perform adaptive studies. Therefore, knowledge of these indices and features in terms of impact on the variability of soil hydraulic features and surface Sediment is necessary to achieve sustainable development and reorganization of the region.

Key Words: Maroon basin, TWI index, TOPMODEL hydrological model, DEMs, Erosion.

Cite this article: Ghalesardi Gonjanak, A., Elmizadeh, H., Abbasi, A., & Soleimany, A. (2024). Title of paper in lower case letters (except for initial letter of first word, initial of first word after a colon, and proper nouns). *Journal of* Environmental *Erosion Research*. 2024; 14 (3) :66-82. http://doi.org/



© The Author(s). NC DOI: http://doi.org/ Published by Hormozgan University Press. URL: http://magazine.hormozgan.ac.ir

http://magazine.hormozgan.ac.ir

ارزیابی شاخص TWI و مدل هیدرولوژیکی TOPMODEL در فرسایش و رواناب (مطالعه موردی: حوضه آبریز مارون در جنوب غرب ایران)

عارف قلعه سردی گنجانک: دانش آموختهٔ کارشناسی ارشد ژئومورفولوژی، گروه زمین شناسی دریایی، دانشکدهٔ منابع طبیعی، دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر، خرمشهر **هیوا علمیزاده*:** دانشیار گروه زمین شناسی دریایی، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر، خرمشهر **علیرضا عباسی:** استادیار گروه جغرافیا، دانشکده جغرافیا، دانشگاه آزاد نجف آباد، نجف آباد آ**رزو سلیمانی:** دانش آموختهٔ دکتری محیط زیست، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر، خرمشهر نه ع مقاله: دانش آموختهٔ دکتری محیط زیست، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر، خرمشهر

لوح المكانات يورو معتشى		
تاريخ پذيرش: ۱۴۰۳/۳/۲۷)	تاریخچهٔ مقاله (تاریخ دریافت: ۱۴۰۲/۳/۲۱	
DOI: http//doi.org/		

چکیدہ

توپوگرافی یکی از مهمترین عولمل کنترل کننده یا الگوی مکانی مناطق اشباع و تغییرات در خاکها، فر آیندهای ژئومورفیکی و هیدرولوژیکی و فرم آبراههها میباشد. هدف این پژوهش ارزیابی شاخص TWT و مدل هیدرولوژیکی TOPMODEL در فرسایش و رواناب و جهات دامنه شبکه آبراهههای حوضه مارون در جنوب غربی ایران میباشد. در این پژوهش شاخصهای توپوگرافیک و نیمرخ دامنهها (مقعر، محدب و همگرایا واگرا) بر پلیه MEM و شبکه آبراهههای حوضه مطالعاتی، با استفاده از توابع موجود در نرمافزار SAGA محاسبه و مورد تجزیه وتحلیل قرار گرفتند. نتایج تحقیق نشان داد که دامنههای واگرا کمترین میزان شاخص مطبت توپوگرافی را دارند. در این دامنهها آبهای سطحی و زیرسطحی تمرکز پیدا نمی کنند، بلکه پخش میشوند و آب دامنه را سریعاً از خود عبور میدهند. در این حالت تشکیل آبخوان معمول نیست. همچنین دامنههای مقعر حوضه به علت تمرکز آب در پایین ترین نقطه شیب، پیک سیلاب بالاتری دارند و از نظر ژئومورفیکی ناپایدارتر میباشد. با توجه به نتایج، سازگاری شاخص TWT محلی یک مزیت مشخص نوا یست. همچنین دامنههای مقعر حوضه به علت تمرکز آب در پایین ترین نقطه شیب، پیک سیلاب بالاتری دارند و از نظر ژئومورفیکی ناپایدارتر میباشد. با توجه به نتایج، سازگاری شاخص TWT نسبت به شرایط خاک محلی یک مزیت مشخص نسبت به روشهای موجود میباشد. با توجه به نتایج، سازگاری شاخص IW نسبت به شرایط خاک محلی یک مزیت مشخص نسبت به روشهای موجود میباشد. با توجه به نتایج، سازگاری شاخص IW نسبت به شرایط خاک معلی مری ضروری به نظر می درسد.

واژگان کلیدی: حوضه مارون، شاخص TWI، فرسایش، مدل هیدرولوژیکی TOPMODEL.

۱_ مقدمه

توپو گرافی به طور مستقیم و غیرمستقیم بر فرایندهای ژئومورفیک و رفتار هیدرولوژیکی دامنهها تأثیر گذار است و نقش مهمی در فاکتورهای تشکیل، نوع و خصوصیات خاک ایفا می کند (Prancevic and Kirchner, 2019)، ازاین رو ارتباط کمّی ویژگیهای توپو گرافی با فرسایش، تولید رسوب و رواناب و پیش بینی توزیع مکانی خاکها و رسوبات سطحی امکان پذیر می باشد (Prance al., 2019) ایفا می کند (McKenzie and Ryan, 1999; Liu et al., 2019)، نوز مکانی باکه و موضه و توپو گرافی دامنه ها می باشد که نشان دهنده تأثیر شیب، جهت شیب، طول شیب و موقعیت نسبی دامنه بر فرایندهای ژئومورفیک سطحی زمین است (McKenzie and Ryan, 1999; Liu et al., 2019). پایه و اساس این رابطه، فر آیند مورفومتری فرایندهای ژئومورفیک سطحی زمین است (Supper Angillieri and Perucca, 2014; Kaliraj et al., 2015). دامنه ها شبکه آبراهه ها به عنوان بخشی از حوضه های آبریز، متأثر از سیستمهای مورفوژنز، عوامل زمین شناختی، گسل، شیب و جهات شیب، رسوبات و سازندهای سطحی، پوشش گیاهی و مداخله انسان هستند. فرم و جهات مختلف دامنه ها در موضههای آبریز بر مشخصه های زمانی حرکت رواناب برروی دامنه ها و شبکههای زهمان زمین شناختی، گسل، شیب و مدر کز¹، زمان تعادل⁷، زمان تاخیر⁷ و زمان اوج هیدرو گراف⁷ تأثیر می گذارد. این مشخصه های زمانی، قسمت مهمی از پیمایش رواناب در سطح دامنه ها ارباط دارند؛ به راحتی می توان اثر توپو گرافی را بر روی مشخصه های رواناب به زمان تخمین آبدهی رودخلنه، پیش بینی سسیلاب، دبی پیک، حجم رولناب و شسکل هیدرو گراف و هدیریت منابع آب موردبررسی قرارداد (Mynski et al., 2016; Mlynski et al., 2016).

توپو گرافی حوضه از نظر شرایط مورفودینامیکی ارتباط مستقیمی با فرایندهای فرسایش و رسوب گذاری دارد. فرسایش خاک، تابعی پیچیده از بازخورد رفتار توپو گرافی، کاربری زمین و فر آیندها و شرایطی است که حساسیت ذرات خاک به جدا شدن توسط بارندگی و رواناب را تعیین می کنند و باعث تغییرات کاربری می گردند و نیز در مواقع سیلابی باعث مختل شدن فعالیتهای انسانی و آسیبهای زیست محیطی می شوند (; 2018; 2018) Petroselli and Grimaldi, 2018 سیلابی باعث مختل شدن فعالیتهای انسانی و آسیبهای زیست محیطی می شوند (; 2018; 2018) Charable in a conter سیلابی باعث مختل شدن فعالیتهای انسانی و آسیبهای زیست محیطی می شوند (; 2018) Shanableh et al, 2018 سیلابی باعث مختل شدن فعالیتهای انسانی و آسیبهای زیست محیطی می شوند (; 2018) دارش – رولناب ⁵ Shanableh et al, 2018 بر و کنترل توپو گرافی بر روی فر آیندهای هیدرولوژیکی طراحی شده است (2018) Charable برای لندازه گیری اثر و کنترل توپو گرافی بر روی فر آیندهای هیدرولوژیکی طراحی شده است (2018) Shanableh et al, 2018) معرادی اثر و کنترل توپو گرافی بر روی فر آیندهای هیدرولوژیکی طراحی می دولناب ⁵ Charable و در تیجه دارای لندازه گیری اثر و کنترل توپو گرافی بر روی فر آیندهای هیدرولوژیکی طراحی می دولناب دولنین و آبهای سطحی با توپو گرافی را شبیه سازی می کند تا مشخص شود که کدام مناطق مستعد اشباع می تواند به عنوان یک شاخص فیزیکی تأثیر توپو گرافی دامندهای حوضه آبخیز را بر مکانیسم جریان زیر سطحی (آب می تواند به عنوان یک شاخص فیزیکی تأثیر توپو گرافی دامندهای حوضه آبخیز را بر مکانیسم جریان زیر سطحی (آب در هر نقطه از دامنه و سطح حوضه به صورت کمی بیان کند () کمبود رطوبت خاک^۷ تا حالت اشباع در هر نقطه از دامنه و سطح حوضه به صورت کمی بیان کند () در میزان کمبود رطوبت خاک^۷ تا حالت اشباع

¹ Time of concentration

² Time of equilibrium

³ Lag time

⁴ Time of peak

⁵ Topography-Based Hydrological Model (TOPMODEL)

⁶ surface ponding

⁷ Soil Moisture Deficit

Barling et al. 1994; Qiu et al., 2017 همچنین توزیع فضایی نواحی اشباع را توصیف می کند و اغلب به عنوان نماینده محتوای آب مورداستفاده قرار می گیرد (Petroselli et al, 2013) و برای تهیه نقشه های رطوبت خاک و پیش بینی نقاط اشباع و محاسبه طول منطقه اشباع دامنه ها، تخمین جریان زیر سطحی و فر سایش حوضه های آبخیز از این روش استفاده می گردد. (Wang et al, 2010). در شرایط محیطی مشابه (مانند پوشش زمین و خاک) مناطقی از حوضه آبریز که مقدار TWI آن ها برابر است واکنش هیدرولوژیکی مشابهی را نسبت به بارش نشان می دهند. فرضیات اساسی این مدل عبارت اند از :

الف) آبهای زیرزمینی در سراسر حوضه آبخیز به صورت یکنواخت تغذیه میشوند؛ ب) گرادیان هیدرولیکی موضعی تقریباً معادل با شیب سطحی زمین میباشد؛ ج) بین هدایت هیدرولیکی و عمق یک رابطه نمائی نزولی حاکم است؛ و د) سلولهای دارای شاخص تویو گرافی یکسان، از نظر هیدرولوژیکی مشابهاند (Gumindoga et al., 2011).

در دهههای گذشته شاخصهای توپو گرافی از ارزیابیهای میدانی توپو گرافی زمین و نقشه برداری زمینی بهدست می آهدند (Kopecky & Cızkova, 2010). لندازه گیری مستقیم و میدانی تغییرات رطوبت، هزینه بر و وقت گیر و ارزیابی دقیق رژیم بلندمدت آن نیز بسیار دشوار است. بنابراین استفاده از روشهای غیرمستقیم نظیر استفاده از شاخصهای توپو گرافیکی، روشی آسان، سریع، ارزان و قابل اعتماد جهت نیل به مدیریت بهتر اراضی می باشد. از این رو امروزه تجزیه و تحلیل زمین ^۲ با استفاده از سیستمهای اطلاعات جغرافیایی (GIS) و با محاسبه ویژگیهای دامنه و شاخصهای توپو گرافیکی بر اساس مدل رقومی ارتفاع (DEMs) مورداستفاده قرار می گیرند (1991; Iverson et al, 1997; Gruber & Peckham, 2008; Kopecky & Cızkova, 2010; Balazs et al, 2018).

در این راستا اطلاعات شاخص (TWI) برای پژوهش های هیدرولوژیکی، ژئومورفولوژیکی، زیستمحیطی، کشاورزی و عملیات مدیریتی- حفاظتی از اهمیت کاربردی زیادی برخوردار است (Twige; Chaplot) and Walter, 2003; Kopecky and Cizkova, 2010; Haring et al.,2013; Zhu et al., 2014 Moeslund et al., 2019 (2013; Pielech et al., 2015; Alexander et al., 2016; DaSilva et al., 2019 مسطح آب زیرزمینی در یک منطقه دارد (2014; Rinder et al., 2015). این شاخص ارتباط زیادی با میزان برای بررسی کیفیت و PH خاک (2005; Ropes)، شیب زمین و مواد آلی خاک (2009 Guo)، ویژگی های هیدرولوژیکی و شیمیایی خاکها (Sorensen et al, 2009)، همچنین به منظور تعیین مسیرهای هیدرولوژیکی و فرایندهای بیولوژیکی (Muad, 2012)، پیشبینی مواد آلی خاک (Wang, 2011)، و یژگی مکانی نوع و ویژگیهای خاک (Muad, 2012)، همچنین به منظور تعیین مسیرهای هیدرولوژیکی و فرایندهای مکانی نوع و ویژگیهای خاک (Muad, 2011)، و یژگی مکانی نوع و ویژگیهای خاک (Muad, 2012)، تهیه نقشه رقومی خاک و پیشبینی توزیع مکانی نوع و ویژگیهای خاک (Moore et al. 2009; Qin, et al., 2017)، تهیه نقشه رومی خاک و پیشبینی سیل شهری (وادو یکی و تأثیر توپوگرافی و جهات دامنه شبکه آبراهههای حوضه مارون با استفاده از شاخصهای توپوگرافی و بررسی تغییرات شاخص (TWI) و در نهایت ساماندهی منطقه میارون با استفاده از شاخصهای توپوگرافی و بررسی تغییرات شاخص (TWI) و در نهایت ساماندهی منطقه میاشد.

¹ terrain topography

² terrain analysis

۲_منطقة مورد مطالعه

حوضه آبریز رودخانه مارون با وسعت ۷۲۲۸ کیلومترمربع و محیط ۸۰۲ کیلومتری، بخش مرکزی حوضه جراحی-زهره را پوشش میدهد. حوضه جراحی-زهره نیز خود بخشی از بزرگ حوضه خلیجفارس-دریای عمان است که شبکه زهکش آن به بخش شمال غربی خلیجفارس میریزد (شکل ۱). رود مارون در استان خوزستان و شهرستانهای بهبهان و رامهرمز جریان داشته که از رشته کوه زاگرس و از چشمهسارهای کوههای سادات و نیل سرچشمه گرفته و حوضه آبریز آن، مناطق غربی بویراحمد و قسمت اعظم طیبی و دشمن زیاری است که در مسیر عمود برجهت کلی سلسله جبال زاگرس به طرف جنوب غربی جریان مییابد و در نهایت به تالاب شادگان و در فصلهای پرآب، به خلیجفارس



شکل ۱: جایگاه آبشناسی حوضه مارون

۳_ مواد و روش

پلیه دادههای به دست آهده در این پژوهش را دادههای DEM متر SRTM و نرمافزارهای QGIS، ArcGIS و SAGA تشکیل داده است. برای بر آورد شاخصهای توپو گرافی، نخست شاخصهای توپو گرافیک دامنهها و شاخص TWI بر پایه دادههای DEM و شـبکه آبراهههای حوضـه مطالعاتی با اسـتفاده از توابع موجود در نرم افزار SAGA محاسبه و بررسی شد. در ادامه دامنههای حوضه مارون بر اساس شاخصهای (واگرا، همگرا و نیمرخ مقعر و محدب) به ۹ نوع مختلف طبقهبندی گردید (شکل ۲) و مقادیر حاصله شاخص TWI در آنها مورد تجزیهوتحلیل قرار گرفتند.



شکل ۲: نمای سه بعدی از ۹ نوع دامنه های مرکب (Wysocki, et al., 2000)

اطلاعات تو پو گرافی مورداستفاده در مدل هیدرولوژیکی TOPMODEL در قالب شاخص رطوبت تو پو گرافی معرفی می گردد و می تواند تاثیر تو پو گرافی را بر روی تولید رواناب و حرکات دامنهای به صورت کمی بیان کند. در این مدل تغییرات تو پو گرافی منطقه و سطوح مشارکت کننده در رواناب نقش اصلی را ایفا می کنند و بر این فرض است که شیب هیدرولیکی^۱ را می توان با استفاده از شیب تو پو گرافی^۲ زمین تخمین زد (Ballerine, 2017). در این پژوهش به دلیل فراهم آوردن ابزارهای تست شده قابل تکرار و دسترس پذیری جهت تعیین مسیر جریان سلول، از الگوریتم تک مسیره^۳ (SFD) جهت محاسبه جهت و روندیابی جریان استفاده شده است. این الگوریتم، جریان آب در یک سلول را در جهت بزرگترین شیب فرض می کند و رواناب سطحی و زیرسطحی را بدون در نظر گرفتن سلولهای مجاور، از یک سلول به یک سلول دیگر محدود می کند. در یک سلول، رواناب تنها در جهت تندترین شیب جریان می ابد و اجازه می دهد جریان در تنها یک سلول همسایه با شـیب پایین^۴ جریان پیداکند (Ballerine, 2004; Kopecky and می دهد جریان در تنها یک سلول همسایه با شـیب پایین^۴ جریان پیداکند (Ropecky and یا در توی می ابد و اجازه بر اساس رابطه Moore و همکاران (۱۹۹۱) محاسبه گردید (رابطه ۱) ماحت حوضه بالادست و شیب بهدست می آید، بر اساس رابطه Moore و همکاران (۱۹۹۱) محاسبه گردید (رابطه ۱) با 200; ای در تو در ایس به دست می آید، در عاد می در تنها یک سلول ه در در ایا محاسبه گردید (رابطه ۱) ماحت حوضه بالادست و شیب بهدست می آید، در اساس رابطه Moore و همکاران (۱۹۹۱) محاسبه گردید (رابطه ۱) با 2005; Ballerine, 2017

```
TWI = ln(\frac{a}{\tan \beta})
```

¹ hydraulic slope

² topographic slope

³ single-neighbour flow algorithms

⁴ downslope cell

SCA¹ که به اختصار منطقه حوضه آبریز ویژه نامیده میشود، پارامتری است که تمایل محل برای دریافت آب از منطقه دارای شیب سربالایی^۲ را توصیف می کند. این منطقه با شیب رو به بالا از طریق یک نقطه خاص در هر واحد از طول تراز تخلیه میشود و برابر با عرض سلول شبکه خاص میباشد.

tanβ: زاویه شیب محل^۳ برای تخمین زاویه هیدرولیک (شیب عمومی سطح زمین یا شیب سطحی زمین برحسب درجه) است. این پارامتر که توسط گرادیان شیب پیرامون پیکسل اندازه گیری می شود (Qin, et al., 2011)، تمایل به تخلیه آب و پتانسیل زهکشی محلی را نشان می دهد (Gruber & Peckham, 2008). بنابراین این شاخص یک مقیاس نسبی رطوبت درازمدت خاک در محل موردنظر در زمین می باشد (Kopecky & Cızkova, 2010).

شاخص TWI گرایش آب را به جمع شدن در هر نقطه از حوضه (برحسب α) و تمایل نیروهای گرانشی را به انتقال آب به پایین دست (بر حسب tanβ بهعنوان شیوه هیدرولیکی تقریبی) توصیف می کند. در نتیجه محاسبه α و tanβ نیازمند نشان دادن اثرات خاک محلی، بر زهکشی محلی است و برای نشان دادن تأثیر عوارض زمین بر روی زهکشی محل نیاز میباشد (Endreny & Wood, 2003). در (شکل ۳) تصویر شماتیک از شاخص TWI و در (شکل ۴) توزیع α و tanβ و شاخص توپوگرافی در راستای شیب زمین نشان داده شده است.



شکل ۳: تصویر شماتیک از شاخص a: TWI منطقه تجمع جریان، b جهت جریان و عرض جریان متناظر برای یک سلول c ،DEM تانژانت زاویه شیب (Mattivi et al., 2019)



¹ Specific Catchment Area

² upslope

³ local slope

این مقادیر با استفاده از مدل رقومی ارتفاع (DEM) منطقه مورد مطالعه و با ارزیابی جهت جریان، انباشت جریان، شیب و مشخصات هندسی مختلف به دست آمده از نرم افزار Arc Hydro محاسبه می شوند. نتیجه نهایی یک لایه Raster است که مسیرهای (نواحی) دارای چالههای (گودالهای) زهکشی که احتمالا آب در انجا تجمع یافته است را نشان می دهد (Ballerine, 2017).

۴ – یافته ها

نتایج بررسی شیب و جهات دامنه در ردههای مختلف حوضه رودخانه مارون نشان میدهد که آبراهههای ردهی اول بیشتر در دامنههای واگرا و دارای انحنای صاف جریان دارند. ردههای دوم، سوم و چهارم حوضه نیز در دامنههای مقعر و موازی و ردههای پنجم و ششم در دامنههای محدب و همگرا جریان دارند (جدول ۱). در دامنههای واگرای حوضه شاخص رطوبت توپوگرافی کاهش یافته و در دامنههای محدب و همگرا شاخص رطوبت توپوگرافی افزایش مییابد. همچنین جهت غالب دامنههای حوضه مارون جنوبی (جنوبغربی و جنوب شرقی) میباشد (جدول ۱). در این دامنهها به دلیل دریافت بیشتر انرژی خورشید، برف زمان انباشت طولانی نداشته و سریع تر به رواناب تبدیل شده؛ در نتیجه پوشش گیاهی تراکم کمتری داشته و احتمال وقوع سیل و حرکات دامنهای در آنها بالاتر است.

					•		
_ رده رودخانه		TWI		نه ۶ دامنه	في م (بلان) دامنه	يد و فيل طولي (انجناي) دامنه	حمت دامنه
	Min	Max	Mean			پروسیل سوسی (۲۰ ۵۰ ۲۰ ۲۰	·
رده ۱	٨/ ۴٩	۱۸/۲۷	11/49	LV	واگرا	دارای انحنای صاف	SW
رده ۲	1./٣۴	۱۶/۷۹	17/73	CL	موازى	مقعر	SW
رده ۳	11/07	۱۶/۷۰	13/21	CL	موازى	مقعر	SW
رده ۴	17/91	۱۷/۰۰	18/08	CL	موازى	مقعر	SE
رده ۵	۱۳/۸۹	۱۵/۸۴	۰۵/۰۶	VC	همگرا	محدب	SE
رده ۶	11/41	۱۷/۴۷	14/44	VC	همگرا	محدب	SW

جدول ۱: پارامترهای شیب، جهت و نوع دامنه در ردههای مختلف حوضه رودخانه مارون

بر اساس نتایج شاخص TWI با میزان شیب ردهها و میانگین ارتفاع رودخانه همبستگی معکوس بالایی (0.97-) دارد. بدین معنی که با افزایش میزان شیب و ارتفاع آبراههها، این شاخص کاهش مییابد (جدول ۲). در سرشاخههای حوضه، افزایش شیب عمومی باعث تسریع جریان آب شده، در نتیجه فرصت لازم برای نفوذ جریان آب و بارندگیها کاهش یافته و زمان تمر کز نیز کاهش یافته و به همان نسبت، میزان فرسایش و هدر رفتن آب افزایش پیدا می کند. همچنین با کاهش شیب و ارتفاع متوسط ردهها، میزان شاخص IWT افزایش مییابد. معمولا خاک در نواحی پست و کم شیب حوضه بهدلیل رژیم رطوبتی مطلوب تر در مقایسه با مناطق پرشیب سریع تر توسعه مییابد. در نتیجه تجمع مواد آلی بیشتر در مناطق پایین شیب که شرایط مرطوب تری نسبت به وسط و بالای شیب دارند، بیشتر میباشد. همان طور که در (شکل ۵) مشاهده میشود، شاخص رطوبت تو پوگرافی در مسیر آبراههها و مناطق کم شیب حوضه افزایش نشان



می شکل ۵: نقشه شاخص رطوبت تو پو گرافی در حوضه مارون

شاخص TWI با فاکتور میانگین طول رودخانه همبستگی بالایی (0.84) را نشان میدهد (جدول ۲). بهطوریکه هرچه طول آبراهه بیشتر باشد، میزان شاخص هم بالاتر است. در (شکل ۶) نقشه ارتباط شاخص رطوبت توپو گرافی با ردههای رودخانه مارون نشان داده شده است. همانطور که شکل نشان میدهد این شاخص در شاخههای اصلی و پر آب رودخانه بیشتر است. به این معنا که در مناطقی که طول رودخانه و در نتیجه رطوبت خاک بیشتر باشد، این شاخص نیز افزایش مییابد.

e e e e e e e e e e e e e e e e e e e							
رده رودخانه	تعداد	میانگین ار تفاع	مجموع طول	فاكتور ميانگين طول	ميزان شيب	شاخص	
	آبراهه	رودخانه (m)	رودخانه (km)	رودخانه (km)	ردەھا	TWI	
١	1918	٩٠٠/١	27.5	۴/۱	17/38	11/49	
۲	٣٣٣	147/Y	1001	۶/۴	۱۰/۵	17/73	
٣	٨۴	۶۴۸/۸	۷۹۶	۴/۹	Λ/VT	13/31	
۴	١٨	۶۸۱/۴	m1m/r	۴/۱۷	٨/٤١	18/08	
۵	۵	۵ • ۶/۵	10./0	١/٣٠	٨/•۴	۰۵/۰۶	
۶	١	٣•٩/٣	11T/V	V/Y1W	٣/٢١	11/41	
R ² –	•/۵۶۳۳	۰/۹۳۰۸	·/\٢١٧	·/44VA	• /ASAV	•/٩۶۵۶	

دامنه در ردههای مختلف حوضه ماروز	جهت و نوع	ارامترهای شیب،	جدول ۲: پا
----------------------------------	-----------	----------------	------------



شکل ۶: نقشه ارتباط شاخص رطوبت توپو گرافی با ردههای رودخانه مارون

۵_ بحث و نتیجه گیری

نتایج تحقیق نشان میدهد ویژگیهای توپوگرافی حوضه، مانند نیمرخ دامنهها، نقش تعیین کنندهای بر فرایندهای هیدرولوژیکی و مشخصههای زمانی رواناب و زمان پاسخ حوضه دارد. این ویژگیها نه تنها بهطور مستقیم بر وضعیت ژئومورفولوژیکی و هیدرولوژیکی مانند رواناب سـالانه، حجم سـیلابها، شـدت فرسـایش خاک و رسـوب تولیدی اثر می گذارد، بلکه بطور غیرمستقیم با اثر بر آب و هوا و وضعیت اکولوژیکی و پوشش گیاهی، وضعیت آبی حوضه را نیز تحت تاثیر قرار میدهد. نتایج بررسی نوع دامنه حوضه بدین صورت است که دامنههای واگرا کمترین میزان شاخص رطوبت توپوگرافی را دارند. در این دامنهها آبهای سطحی و زیرسطحی تمرکز پیدا نمی کنند، بلکه پخش میشوند و آب دامنه را سریعاً از خود عبور میدهند. در این حالت تشکیل آبخوان معمول نیست. همچنین دامنههای همگرای حوضه مطالعاتی بیشــترین میزان شــاخص رطوبت تویو گرافی را دارند. این دامنهها همیشه مقداری آب در خود ذخیره می کنند که باعث تمرکز جریان سطحی و زیر سطحی می گردد؛ در نتیجه دامنه همگرا زمان طولانی تری برای تخلیه آب ذخیره شده در دامنه لازم دارد. در حالیکه دامنههای واگرا به دلیل خروجی بزرگ دامنه، تمامی رواناب به راحتی خارج می شود. ازاین رو زمان تمر کز جریان های سطحی در دامنه های همگرا از دامنه های واگرا بیشتر است. این دامنه ها با تمر کز آبهای سطحی آستانه شروع جریان سطحی زودتری را به خود اختصاص میدهند. بهطور کلی براساس نتایج، فرم دامنه همگرای محدب بیشترین تأثیر را بر افزایش شاخص TWI در بین انواع دامنههای مرکب دارند. علاوه بر این، همگرایی بیش از واگرایی و تحدب بیش از تقعر در افزایش شاخص TWI و رطوبت خاک اثر گذار است. این نتایج با (Sabzevari et (Afshar Ardekani & Sabzevari, 2020; al., 2015; Troch et al., 2002; Schmidt et al., 2019) مطابقت دارد. در مناطق پرشیب و انشعاب یافته' (واگرا)، خصوصاً در مناطق کوهستانی حوضه مورد مطالعه، مقادیر پائین و

¹ steep and diverging areas

کوچکتر شاخص توپو گرافی نشاندهنده پتانسیل پایین اشباع (پتانسیل کم توسعه مناطق اشباع) میباشد. در مقابل، مقادیر بالای شاخص TWI در نقاط پست و کم شیب (مانند مناطق دشتی و کف بستر رودخانهها و درهها) و با پتانسیل بالای اشباع مرتبط است'. این نتایج با پژوهشهای (Wolock,1995; McKenzie and Ryan, 1999; Guntner). et al.,1999; Western et al., 1999; Gessler et al, 2000; Chaplot and Walter, 2003; Zhu et al., 2014; بالای اشباع مرتبط است'. این نتایج با پژوهشهای (These and Ryan, 1999; Gessler et al, 2000; Chaplot and Walter, 2003; Zhu et al., 2014; وی از معاد مربط است'. این نتایج با پژوهش مای (These and Ryan, 1999; Gessler et al, 2000; Chaplot and Walter, 2003; Zhu et al., 2014; معاد مربط است'. این نتایج معینین نتایج نشان داد که مسیر آبراههها منطبق با مقادیر بالاتر مقدار شاخص TWI میباشند؛ این با آنچه در طبیعت و واقعیت رخ میدهد، همخوانی دارد. با توجه به نتایج، شاخص رطوبت توپو گرافی در مناطق مرطوب مجاور شاخههای اصلی و پر آب رودخانه بیشتر است. در حالی که مناطق خشک تر شامل رتبههای پایین تر با مقدار شاخص کمتر ناشی می شوند. بنابراین با توجه به این نتایج می توان عنوان نمود که در مناطق با رطوبت کمتر و سرشاخهها، توپو گرافی به طور قابل ملاحظهای می تواند به صورت غیرمستقیم و از طریق تأثیر بر تغییرپذیری خصوصیات فیزیکوشیمیایی خاک، بر فرایندهای دامنهای و فرسایش خاک نیز مؤثر باشد. به طور کلی مناطقی که TWI بیشتری دارند، رطوبت بیشتری را به خود اختصاص میدهند، بنابراین احتمال اشباع شدن آنها در تعییرپذیری وجود دارد و حساسیت آنها به زمین لغزش بیشتر است. همچنین رطوبت بیشتری در پایین دامنه مول وقایع بارندگی وجود دارد و حساسیت آنها به زمین لغزش بیشتر است. همچنین رطوبت بیشتری در پایین دامنه

بر اساس نتایج پژوهش اثر همگرایی دامنه در میزان دبی پیک خیلی قوی تر از اثر پروفیل طولی بر میزان شاخص رطوبت توپو گرافی میباشد، زیرا همگرایی دامنه قادر است میزان رولناب و دبی خروجی از دامنه را با توجه به عرض دامنه در پایین دست شیب تغییر دهد. یعنی اگر دامنه همگرا باشد، میزان دبی خروجی کاهش و در صورتی که دامنه واگرا باشد، میزان دبی خروجی از دامنه افزایش مییابد، زیرا در این حالت دامنه قادر است تمام رواناب دامنه را از خود عبور دهد و هیچ گونه انباشت آب در دامنه وجود ندارد. در حالت همگرا رواناب در خروجی دامنه به دلیل عرض کم متمرکز شده و حالت انباشت آب در دامنه وجود دارد. در نتیجه تغییر فرم همگرایی و پروفیل طولی دامنه، بر رطوبت خاک و میزان و حالت جریان،های سطحی اثر می گذارد و باعث ایجاد آستانه شروع رواناب، پیک جریان و زمان تمرکز متفاوتی در دامنههای با شرایط یکسان می گردد. همچنین نتایج پژوهش نشان داد دامنههای محدب حوضه مارون نسبت به دامنههای مقعر و صاف شاخص رطوبت توپو گرافی بیشتری را دارند. شیب کم این دامنهها در ابتدای دامنه، منجر شده تا زمان تمرکز از دامنه های صاف و مقعر بیشتر باشد. پس در واقع زمان شروع رواناب در دامنه محدب زودتر از دامنه مقعر اتفاق میافتد. دامنههای مقعر حوضه به علت تمرکز آب در پایین ترین نقطه شیب، پیک سیلاب بالاتری دارند و از نظر ژئومورفیکی خاپلیدارتر میباشیند. پس زمان شروع رواناب در این دامنهها به جهت شیب کمتر در انتهای حوضه طولانی تر است و به عبارت دیگر رواناب آنها دیرتر شروع می شود. در مجموع می توان گفت که دامنه های محدب حوضه پیک سیلاب پائین تری دارند و پخش رواناب به سمت پاییندست شیب دامنه متعادل تر انجام میشود، در نتیجه این دامنهها پایدارتر هستند. همچنین در دامنههای همگرا، حجم دبی و رواناب در زمانهای شروع بارندگی کم بوده و با نزدیک شدن به زمان تعادل زیاد شده و به دبی پیک نزدیک میشود.

با توجه به ارتباط قوی و معناداری که بین فرایندهای هیدرولوژیکی با شــاخصهای توپوگرافی و ژئومورفولوژی دامنهها وجود دارد؛ میتوان از شـاخص TWI که نمونهای از روشهای غیرمســتقیم و کمهزینه برای بررســی و مطالعه

¹ flat terrain and are associated with high potential of saturation

خصوصیات ژئومورفیکی و هیدرولوژیکی منطقه محسوب میشود، بهعنوان متغیری برای شبیهسازی وضعیت رطوبتی دامنههای حوضه مارون استفاده نمود. سازگاری این شاخص نسبت به شرایط خاک محلی یک مزیت مشخص نسبت به روشهای موجود میباشد و در برناهههای کاربردی دقیق نیازمند انجام فعالیتهای بیشتر و انجام مطالعات تطبیقی میباشد. بنابراین شناخت و آگاهی از این شاخصها و خصوصیات از نظر تأثیر بر تغییرپذیری خصوصیات هیدرولیکی خاک و رسوبات سطحی جهت دستیابی به توسعه پایدار و ساماندهی منطقه امری ضروری به نظر میرسد. پیشنهاد میشود در پژوهشهای آینده الگوریتمهای مختلف TWT و دیگر شاخصهای تو و گرافیک در منطقه مطالعاتی و نیز مناطق وسیع تری از حوضه مطالعاتی با یکدیگر مقایسه شود تا اختلاف نتایج به صورت ملموس تری مشاهده شود.

منابع

- 1. Afshar Ardekani, A., Sabzevari, T. (2020). Effects of hillslope geometry on soil moisture deficit and base flow using an excess saturation model. *Acta Geophys.* 68, 773–782. https://doi:10.1007/s11600-020-00428-x
- 2. Alexander, C., Deak, B., Heilmeier, H., (2016). Micro-topography driven vegetation patterns in open mosaic landscapes. *Ecological Indicators*. 60, 906–920. https://doi:10.1016/j.ecolind.2015.08.030
- 3. Bader, M.Y., Ruijten, J.J.A., (2008). A topography-based model of forest cover at the alpine tree line in the tropical Andes. *Journal of Biogeography*. 35:711–723. https://doi:10.1111/j.1365-2699. 2007.01818.x
- Balazs, B., Bíro, T., Gareth, Dyke, Singh, S.K. (2018). Extracting water-related features using reflectance data and principal component analysis of Landsat images. *Hydrological Sciences Journal*. 63(2): 269–284. https://doi.org/10.1080/02626667.2018.1425802
- Ballerine, C. (2017). Topographic Wetness Index Urban Flooding Awareness Act Action Support. Illinois State Water Survey, Prairie Research Institute, University of Illinois at Urbana-Champaign, 22 p. http://hdl.handle.net/2142/98495
- Barling, R. D., Moore, I. D., & Grayson, R. B. (1994). A quasi-dynamic wetness index for characterizing the spatial distribution of zones of surface saturation and soil water content. *Water Resources Research*, 30, 1029–1044. https://doi.org/10.1029/93WR03346
- Beven, K.J., Kirkby, M.J. (1979). A physically based variable contributing area model of basin hydrology. *Hydrology Science Bulletin*. 24: 43-69. https://doi.org/10.1080/02626667909491834
- Buchanan, B.P., Fleming, M., Schneider, R.L., Richards, B.K., Archibald, J., Qiu, Z., Walter, M.T., (2014). Evaluating topographic wetness indices across central New York agricultural landscapes. *Hydrology and Earth System Sciences*. 18 (8), 3279–3299. https://doi.org/10.5194/hess-18-3279-2014, 2014.
- 9. Cairns, D.M., (2001). A comparison of methods for predicting vegetation type. *Plant Ecology*, 156:3–18. https://doi:10.1023/A:1011975321668
- 10. Calogero Schillaci1, Andreas Braun1 & Jan Kropacek., (2015). Terrain analysis and landform recognition. *Geomorphological Techniques*, 4. 2 :1-18. https://doi:10.13140/RG.2.1.3895.2802
- Chaplot, V., Walter, C., (2003). Subsurface topography to enhance the prediction of the spatial distribution of soil wetness. *Hydrological Processes*. 17 (13), 2567–2580. https://doi:10.5772/intechopen.86109
- Chen, C.Y., Chen, L.K., Yu, F.C., Lin, S.C., Lin, Y.C., Lee, C.L., Wang, Y.T., and Cheung, K.W. (2008). Characteristics analysis for the flash flood-induced debris flows. *Journal of Natural Hazards*. 47(1): 245-261. https://doi:10.1007/s11069-008-9217-7
- DaSilva, J.M.F., Santos, L.J.C. & Oka-Fiori, C. (2019). Spatial correlation analysis between topographic parameters for defining the geomorphometric diversity index: application in the environmental protection area of the Serra da Esperança (state of Paraná, Brazil). *Environmental Earth Sciences*, 78(12):356. https://doi:10.1007/s12665-019-8357-2

- 14. Dirnbock, T., Hobbs, R.J., Lambeck, R.J., Caccetta, P.A., (2002). Vegetation distribution in relation to topographically driven processes in south western Australia. *Applied Vegetation Science*, 5:147–158. https://doi:10.1111/j.1654-109X.2002.tb00544.x
- Dobrowski, S.Z., Safford, H.D., Cheng, Y.B., Ustin, S.L., (2008). Mapping mountain vegetation using species distribution modeling, imagebased texture analysis, and object-based classification. *Applied Vegetation Science*, 11:499–508. https://doi:10.3170/2008-7-18560
- Endreny, T.A., Wood, E.F. (2003). Maximizing spatial congruence of observed and DEMdelineated overland flow networks. *International Journal of Geographical Information Science*. 17(7): 699-713. https://doi:10.1080/1365881031000135483
- 17. Esper Angillieri, M.Y., Perucca, L.P., (2014), Geomorphology and morphometry of the de La Flecha river basin, San Juan, Argentina: *Environmental Earth Sciences*, 72, 3227-3237. https://doi:10.1007/s12665-014-3227-4.
- 18. Evans, J.S., Cushman, S.A., (2009). Gradient modeling of conifer species using random forests. *Landscape Ecology*, 24:673–683. https://doi:10.1007/s10980-009-9341-0
- 19. Fitterer, J.L., Nelson, T.A., Coops, N.C., Wulder, M.A., (2012). Modelling the ecosystem indicators of British Columbia using Earth observation data and terrain indices. *Ecological Indicators*, 20:151–162. https://doi:10.3390/d5020352
- 20. Franklin, J., (2002). Enhancing a regional vegetation map with predictive models of dominant plant species in chaparral. *Applied Vegetation Science*, 5(1):135 146. https://doi:10.1111/j.1654-109X.2002.tb00543.x
- Gessler P.E., Chadwick O.A., Chamran F., Althouse L., and Holmes K. (2000). Modeling soil landscape and ecosystem properties using terrain attributes. *Soil Science Society of American Journal*, 64: 2046–2056. https://doi.org/10.2136/sssaj2000.6462046x
- Gruber, S. & Peckham, S. (2008). Land-surface parameters and objects in hydrology. In: Hengl, T. & Reuter, H.I. Geomorphometry: concepts, software, applications. pp. 171–194. Elsevier, Amsterdam, NL. https://doi:10.1016/S0166-2481(08)00007-X
- 23. Gumindoga, W., Rwasokab, D.T. and Murwirac, A. (2011). Simulation of streamflow using TOPMODEL in the Upper Save River catchment of Zimbabwe. *Physics and Chemistry of the Earth*, 36, 806-813. https://doi:10.1016/j.pce.2011.07.054
- Guntner, A., Uhlenbrook, S., Leibundgut, C., Siebert, J., (1999). Estimation of saturation excess overland flow areas: comparison of topographic index calculations with field mapping. Int. Assoc. Water Resources Research. 254, 203–210 IAHS Publication. https://doi:10.1029/2003WR002864
- 25. Guo, P.T., Liu, H.B., and Wu, W. (2019). Spatial prediction of soil organic matter using terrain attributes in a hilly area. *International Conference on Environmental Science and Information Application Technology*. Wuhan, China. 3: 759-762. https://doi:10.1109/ESIAT.2009.330
- 26. Haring, T., Reger, B., Ewald, J., Hothorn, T., Schröder, B., (2019). Predicting Ellenberg's soil moisture indicator value in the Bavarian Alps using additive georegression. *Applied Vegetation Science*. 16 (1), 110–121. https://doi:10.1111/j.1654-109X.2012.01210.x
- 27. Iverson, L.R., Dale, M.E., Scott, C.T. & Prasad, A. (1997). A GIS-derived integrated moisture index to predict forest composition and productivity of Ohio forests (U.S.A.). *Landscape Ecology*, 12: 331–348. https://doi.org/10.1023/A:1007989813501
- 28. Jeziorska, J., Niedzielski, T. (2018). Applicability of TOPMODEL in the mountainous catchments in the upper Nysa Kłodzka river basin (SW Poland). *Acta Geophys.* 66, 203–222. https://doi.org/10.1007/s11600-018-0121-6
- 29. Kadirhodjaev, A., Kadavi, P.R., Lee, C. (2018). Analysis of the relationships between topographic factors and landslide occurrence and their application to landslide susceptibility mapping: a case study of Mingchukur, Uzbekistan. *Geosciences Journal*, 22, 1053–1067. https://doi:10.1007/s12303-018-0052-x
- 30. Kaliraj, S., Chandrasekar, N., Magesh, N.S. (2015). Morphometric analysis of the River Thamirabarani subbasin in Kanyakumari district, South west coast of Tamil Nadu, India, using remote sensing and GIS. *Environmental Earth Sciences*, 73, 7375–7401. https://doi:10.1007/s12665-014-3914-1

- Kopecky, M., Cizkova, S. (2010). Using topographic wetness index in vegetation ecology: does the algorithm matter. *Applied Vegetation Science*, 13: 450–459. https://doi.org/10.1111/j.1654-109X.2010.01083.x
- Liu, J.; Engel, B.A.; Wang, Y.; Wu, Y.; Zhang, Z.; Zhang, M. (2019). Runoff Response to Soil Moisture and Micro-Topographic Structure on the Plot Scale. *Scientific Reports*. 9, 2532. https://doi.org/10.1038/s41598-019-39409-6
- Luca, C., Si, B.C., and Farrell, R.E. (2007). Upslope length improves spatial estimation of soil organic carbon content. *Canada Journal of Soil Science*. 87: 291-300. https://doi:10.4141/CJSS06012
- Marques da Silva, J. R., & Alexandre, C. (2005). Spatial variability of irrigated corn yield in relation to field topography and soil chemical characteristics. *Precision Agriculture*, 6, 453–466. https://doi.org/10.1007/s11119-005-3679-3
- 35. Mattivi, P., Franci, F., Lambertini, A. (2019). TWI computation: a comparison of different GISs. *Open geospatial data*, 4, 6. https://doi.org/10.1186/s40965-019-0066-y
- 36. McKenzie, N.J., Ryan, P.J., (1999). Spatial prediction of soil properties using environmental correlation. *Geoderma*, 89 (1), 67–94. https://doi.org/10.1016/S0016-7061(98)00137-2
- Merheb, M., Moussa, R., Abdallah, C., Colin, F., Perrin, C., Baghdadi, N. (2016) Hydrological response characteristics of Mediterranean catchments at different time scales: a meta-analysis, *Hydrological* Sciences Journal, 61:14, 2520-2539. https://doi.org/10.1080/02626667.2016.1140174
- Mlynski, D.; Wałega, A.; Petroselli, A.; Tauro, F.; Cebulska, M. (2019). Estimating Maximum Daily Precipitation in the Upper Vistula Basin, Poland. *Atmosphere*. 10, 43. https://doi.org/10.3390/atmos10020043
- Moeslund, J.E., Arge, L., Bøcher, P.K., Dalgaard, T., Odgaard, M.V., Nygaard, B., Svenning, J.C., (2013). Topographically controlled soil moisture is the primary driver of local vegetation patterns across a lowland region. *Ecosphere*, 4 (7), 1–26. https://doi:10.1890/ES13-00134.1
- Moore, I., Gessler, P., Nielsen, G., & Peterson, G. (1993). Soil attribute prediction using terrain analysis. Soil Science Society of America Journal, 57, 443–452. https://doi:10.2136/sssaj1993.572NPb
- 41. Moore, I.D., and Grayson, R.B. (1991). Landson. Digital terrain Modeling: A review of hydrological, Geomorphological and Biological application. *Modelling in Hydrology*. 5: 3-30. https://doi.org/10.1002/hyp.3360050103
- 42. Muad, A.M., Foody, G.M., (2012). Super-resolution mapping of lakes from imagery with a coarse spatial and fine temporal resolution. *Journal of Applied Earth Observation Geo information*. (12) 1: 79–91. https://doi.org/10.1016/j.jag.2011.06.002
- O'Loughlin E. M. (1986). Prediction of surface saturation zones in natural catchments by topographic analysis. Water Resources Research journal. 22(5): 794-804. https://doi.org/10.1029/WR022i005p00794
- 44. Pan, F., Peters-Lidard, C.D., Sale, M.J., and King, A.W. (2004). A comparison of geographical information system-based algorithms for computing the TOPMODEL topographic index. *Water Resources Research*. 40: 1-11. https://doi:10.1029/2004WR003069
- 45. Parolo, G., Rossi, G., Ferrarini, A., (2008). Toward improved species niche modelling: Arnica montana in the Alps as a case study. *Journal of Applied Ecology*, 45(5):1410-1418. https://doi:10.1111/j.1365-2664.2008.01516.x
- Petroselli, A., Vessella, F., Cavagnuolo, L., Piovesan, G., Schirone, B. (2013). Ecological behavior of Quercus suber and Quercus ilex inferred by topographic wetness index (TWI). *Trees*, 27:1201–1215. https://doi:10.1007/s00468-013-0869-x
- Petroselli, A.; Grimaldi, S. (2018). Design hydrograph estimation in small and fully ungauged basins: A preliminary assessment of the EBA4SUB framework. *Flood risk management*. 2018, 8, 1–14. DOI:10.1111/jfr3.12193
- Pielech, R., Anioł-Kwiatkowska, J., Szczęśniak, E., (2015). Landscape-scale factors driving plant species composition in mountain streamside and spring riparian forests. *Forest Ecology and Management.* 347, 217–227. https://doi.org/10.1016/j.foreco.2015.03.038

- Prancevic, J.P.; Kirchner, J.W. (2019). Topographic Controls on the Extension and Retraction of Flowing Streams. *Geophysical Research Letters*. 46, 2084–2092. https://doi.org/10.1029/2018GL081799
- 50. Qin, C.Z., Zhu, A.X., Pei, T., Li, B.L., Scholten, T., Behrens, T., and Zhou, C.H. (2011). An approach to computing topographic wetness index based on maximum downslope gradient. *Precision Agriculture*. 12: 32-43. DOI:10.1007/s11119-009-9152-y
- Qiu, Z., Pennock, A., Giri, S. (2017). Assessing Soil Moisture Patterns Using a Soil Topographic Index in a Humid Region. *Water Resour Manage*, 31, 2243–2255. DOI: 10.1007/s11269-017-1640-7
- Raduła, M.W., Szymura, T.H., Szymura, M. (2018). Topographic wetness index explains soil moisture better than bioindication with Ellenberg's indicator values. *Ecological Indicators*, 85: 172–179. https://doi.org/10.1016/j.ecolind.2017.10.011
- 53. Rinderer, M., van Meerveld, H. J. & Seibert, J., (2014). Topographic controls on shallow groundwater levels in a steep, prealpine catchment: When are the TWI assumptions valid, *Water Resources Research*. 50, 7. 6067-6080. https://doi.org/10.1002/2013WR015009
- 54. Sabzevari T, Noroozpour S, Pishvaei M (2015) Effects of geometry on runoff time characteristics and time-area histogram of hillslopes. *Journal of Hydrology*. 531:638–648. https://doi:10.1016/j.jhydrol.2015.10.063
- Schmidt, S., Tresch, S., Meusburger, K., (2019). Modification of the RUSLE slope length and steepness factor (LS-factor) based on rainfall experiments at steep alpine grasslands. *MethodsX*, 6, 219-229. https://doi.org/10.1016/j.mex.2019.01.004
- 56. Shanableh, A.; Al-Ruzouq, R.; Yilmaz, A.; Siddique, M.; Merabtene, T.; Imteaz, M. (2018). Effects of Land Cover Change on Urban Floods and Rainwater Harvesting: A Case Study in Sharjah. UAE. *Water*, 10(5), 631; https://doi.org/10.3390/w10050631
- 57. Si, C.B. and Farrell, R.E. (2004). Scale-dependent relationship between wheat yield and topographic indices: A wavelet approach. *Soil Science Society of American Journal*, 68: 577-587. DOI: 10.1080/01431160600794621
- 58. Sorensen, R., Zinko, U., and Seibert, J. (2005). On the calculation of the topographic wetness index: evaluation of different methods based on field observation. *Hydrology and Earth System Sciences*. 10: 101-112. https://doi.org/10.5194/hess-10-101-2006
- 59. Svetlitchnyi, A.A., Plotnitskiy, S.V., and Stepovaya, O.Y. (2003). Spatial distribution of soil moisture content within catchments and its modeling on the basis topographic data. *Journal of Hydrology*. 277: 50-60. DOI:10.1016/S0022-1694(03)00083-0
- 60. Taverna, K., Urban, D.L., McDonald, R.I., (2005). Modeling landscape vegetation pattern in response to historic land-use: a hypothesisdriven approach for the North Carolina Piedmont, USA. *Landscape Ecology*, 20:689–702. https://doi.org/10.1007/s10980-004-5652-3
- Troch P. A. van Loon A. and Hilberts H. (2002). Analytical solutions to a hillslope storage kinematic wave equation for subsurface flow. *Advance in Water Resource journal*. 25(6): 637-649. https://doi:10.1016/S0309-1708(02)00017-9
- 62. Van Niel, K.P., Laffan, S.W., Lees, B.G., (2004). Effect of error in the DEM on environmental variables for predictive vegetation modelling. *Journal of Vegetation Science*. 15:747–756. https://doi:10.1111/j.1654-1103.2004.tb02317.x
- Wang G. Hapuarachchi H. A. P. Takeuchi K. and Ishidaira H. (2010). Grid-based distribution model for simulating runoff and soil erosion from a large-scale river basin. *Hydrologic Process*. 24: 641-653. https://doi:10.1002/hyp.7558
- 64. Wang, Q.M., Wang, D.F., (2011). Sub-pixel mapping based on sub-pixel to sub-pixel spatial attraction model. In: Proceedings of the 2011 IEEE International Geoscience and Remote Sensing Symposium, *IGARSS*. 593–596. https://doi:10.1109/IGARSS.2011.6049198
- Welsch, D.L., Kroll, C.N., Mc Donnell, J.J., and Burns, D.A. (2001). Topographic controls on the chemistry of subsurface stormflow. *Hydrological Processes*. 15: 10. 1925-1938. https://doi:10.1002/hyp.247
- 66. Western, A.W, (2004). Spatial correlation of soil moisture in small catchments and its relationship to dominant spatial hydrological processes. *Journal of Hydrology*. 286: 1-4. 113-134. https://doi.org/10.1016/j.jhydrol.2003.09.014

- Western, A.W., Grayson, R.B., Blöschl, G., Willgoose, G.R., McMahon, T.A., (1999). Observed spatial organization of soil moisture and its relation to terrain indices. *Water Resources Research*. 35 (3), 797–810. https://doi.org/10.1029/1998WR900065
- 68. Whelan, M.J., and Gandolfi, C. (2002). Modelling of spatial controls on denitrification at the landscape scale. *Hydrology Journal*. 16: 7. 1437-1450. https://doi.org/10.1002/hyp.354
- 69. Wolock, D. M., and G. J. McCabe. (1995). Comparison of single and multiple flow direction algorithms for computing topographic parameters in TOPMODEL. *Water Resources*, 31(5):1315-1324. https://doi.org/10.1029/95WR00471
- 70. Wysocki, D.A., Schoeneberger, P.J., LaGarry, H.E., (2000). Geomorphology of soil landscapes. In: Sumner, M. (Ed.), *CRC handbook of soil science*. CSC Press, New York, pp. E1-E39.
- 71. Xue, L., Yang, F., Yang, C. (2018). Hydrological simulation and uncertainty analysis using the improved TOPMODEL in the arid Manas River basin, *China. Scientific Reports*, 8, 452. https://doi.org/10.1038/s41598-017-18982-8
- 72. Yousefzadeh, A., Zeynali, B., Valizadeh Kamran, Kh., Asghari Sar Eskanrood, S. (2019). The Extraction of Flood Potential of Simineh River Basin Applying Satellite Images, Topographic Wetness Index and Morphological Features. *Geography and Sustainability of Environment*, 9 (3), 49-61. doi: 10.22126/GES.2019.4294.2071
- 73. Zhao, B., Dai, Q., Han, D. (2020). Application of hydrological model simulations in landslide predictions. *Landslides*, 17, 877–891. https://doi.org/10.1007/s10346-019-01296-3
- 74. Zhu, A.-X., Yang, L., Li, B.-L., Qin, C.-Z., Pei, T., & Liu, B.-Y. (2009). Construction of membership functions for predictive soil mapping under fuzzy logic. *Geoderma*. 155(3-4):164-174. https://doi:10.1016/j.geoderma.2009.05.024.3
- Zhu, H.D., Shi, Z.H., Fang, N.F., Wu, G.L., Guo, Z.L., Zhang, Y., (2014). Soil moisture response to environmental factors following precipitation events in a small catchment. *Catena*, 120, 73– 78. https://doi:10.1016/j.catena.2014.04.003