

نقش مدیریت منابع آب در توسعه کالبدی با استفاده از مدل SRM مطالعه موردی حوضه آبخیز طالقان

*آزاده اربابی سبزواری^۱، فریناز نجاری مهربان^۲

۱. گروه جغرافیا و برنامه ریزی شهری، دانشگاه آزاد اسلامی واحد اسلامشهر، اسلامشهر، ایران

۲. کارشناس ارشد هیدرولوژیک و فلورولوژی در برنامه ریزی محیطی دانشگاه تهران مرکز، تهران، ایران

پذیرش: (۱۳۹۶/۶/۲۲) دریافت: (۱۳۹۶/۶/۶)

The role of water resources management in physical development using SRM model (Case study: Taleghan watershed)

*Azadeh Arbabi Sabzevari¹, Farinaz Najari Mehrbani³

1. Geography Group, Islamic Azad University, Islam-Shahr, Iran

2. M.A. in Hydrogeomorphology, Islamic Azad University, Tehran Branch, Tehran, Iran

(Received: 28/Aug/2017)

Accepted: 18/Dec/2017

چکیده:

Abstract: In the present study the runoff resulted from snowmelt is simulated using the SRM model in Taleghan basin. Snow, as one of the main causes of water storage plays an important role in removal of the challenges in water resources management, especially in mountainous areas. The water resulted from snow melting plays an important role in the development of surface runoff and ground water recharge. Snow coverage represents the amount of water stored in mountain basins. Here, snow is considered as an equivalent for water and has a great effect on the hydrological simulation in Taleghan watershed. According to the studies carried out in this area, due to the natural and climatic characteristics of the region, there exist relatively favorable conditions for the development of horticulture, agriculture and urban expansion. The present study has simulated the daily yield model with the square of the correlation coefficient of 45%. The results indicated that the SRM Simulation Model is a suitable tool for estimating the amount of runoff resulted from snow melting with a high degree of accuracy. The applied model is a sufficient one to estimate and predict the flow of snowmelt and efficient management of water resources. The model is also very important in physical development and enhancement of the environmental conditions.

Keywords: simulation, Physical development, melting snow, SRM model, Taleghan

در این مقاله شبیه سازی رواناب ناشی از ذوب برف با استفاده از مدل SRM در ارتفاعات حوضه آبخیز طالقان بررسی شده است. برف به عنوان یکی از عوامل اصلی ذخیره آب نقش مهمی در رفع چالشهای موجود در مدیریت منابع آب خصوصاً در مناطق کوهستانی ایفا می‌کند. آب حاصل از ذوب برف، نقش مهمی در ایجاد رواناب سطحی، تقدیمه آههای زیرزمینی را دارد. پوشش برف معرف میزان آب ذخیره شده در حوضه های کوهستانی است. بنابراین تأثیر آن به عنوان آب معادل برف اهمیت بسیار بالایی در شبیه سازی هیدرولوژیکی حوضه آبخیز طالقان دارد. بر اساس مطالعات انجام شده در این منطقه، با توجه به ویژگیهای طبیعی و اقلیمی شرایط نسبتاً مساعدی جهت رشد و توسعه بازداری و کشاورزی و تراکم شهری فراهم آورده است.

مدل آبدهی روزانه را با محدود ضرب همبستگی ۴۵٪ شبیه سازی کرد. نتایج این تحقیق نشان میدهد که مدل شبیه ساز SRM ابزاری بسیار مناسب برای برآورد میزان رواناب حاصل از ذوب برف میباشد و از دقت بالایی برخوردار است. و این مدل جهت تخمین و پیش بینی جریان ذوب برف و مدیریت منابع آب کارآمد می باشد و همچنین در توسعه کالبدی و بهبود شرایط زیست محیطی بسیار حائز اهمیت میباشد.

واژه های کلیدی: نابرابری درآمدی منطقه ای، اقتصادستحی فضایی، شاخص نابرابری تایل، همگرایی رشد.

* E-mail: aarbaby@yahoo.com

قرار می‌گیرد. هدف این مقاله، شبیه سازی رواناب با استفاده از اندازه‌گیری و داده‌های ایستگاه‌های پوشش برفی در طول دوره ۲۰۱۱-۲۰۱۲ HY در حوضه آبخیز طالقان تا ابتدای سد طالقان می‌باشد. که تاثیر گرمایش جهانی زمین بر تغییرات سطح پوشش برف مشهود است. امید است این مطالعه بتواند کمکی به بهره‌وری از مدل SRM و گسترش قابلیت‌های آن در سایر نقاط جهان داشته باشد.

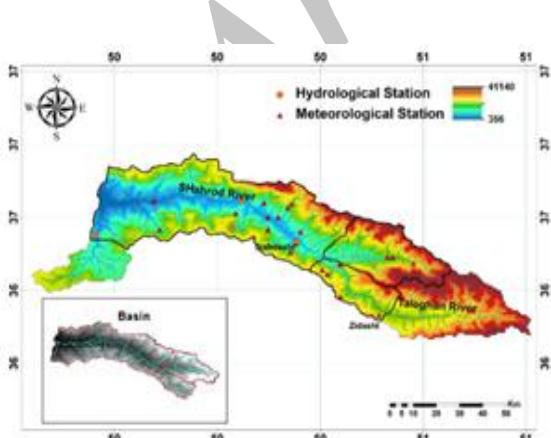
داده‌ها و روش‌های کار

برای مطالعه حاصل از ذوب برف در حوضه آبخیز طالقان از مدل SRM استفاده شد که از داده‌های ایستگاه‌های هواشناسی و اطلاعات سنجش از دور در طول دوره ۲۰۱۰-۲۰۱۱ HY استفاده شده است. در جدول ۱ اطلاعات ایستگاه‌های مورد استفاده آورده شده است.

جدول ۱ مشخصات ایستگاه‌های هیدرومتری حوضه طالقان

ارتفاع	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	نام ایستگاه
۲۱۲۹	۳۶-۱۰	۵۰-۴۱	زیدشت
۲۱۰۰	۳۶-۱۰	۵۰-۴۵	میناوند(گلینک)
۲۱۶۰	۳۶-۱۰	۵۰-۴۷	هرنج
۲۰۰۱	۳۶-۱۲	۵۰-۵۳	جوستان(آیران)
۲۰۰۱	۳۶-۱۱	۵۰-۵۴	دوک پل
۲۳۵۰	۳۶-۱۳	۵۰-۵۷	دیزان

منبع: وزارت نیرو



شکل ۱. حوضه آبخیز طالقان تهیه شده از dem و محل ایستگاه های هواشناسی و هیدرومتری زیدشت و سیاه دشت

مقدمه

امروزه در اکثر کشورها به ویژه کشورهایی که به لحاظ موقعیت مکانی در مناطق خشک قرار دارند در برنامه توسعه کالبدی خود بهبود منابع آب را گنجانده اند تا از این طریق بتوانند فرآیند توسعه پایدار را هموار سازند. از طرفی دیگر رشد و گسترش شهرنشینی و نیاز جوامع شهری به منابع آب سبب سازیر شدن خیل عظیمی از جمعیت شهرنشینین به نواحی و مکانهای دارای منابع آب مطلوب شده است. این جابجایی عظیم جمعیت می‌تواند منافع و مضرات زیادی را برای جوامع میزبان داشته باشد. با توجه به موقعیت جغرافیایی حوضه آبخیز طالقان که در بخش شمال غربی در فاصله ۱۲۰ کیلومتری تهران قرار گرفته است، از نظر موقعیت جغرافیایی این حوضه از شمال به حوضه آبخیز الموت و از جنوب به زیاران و صمخ آباد واژ شرق به بخشی از حوضه آبخیز کرج و از غرب به حوضه آبخیز شاهروд محدود می‌شود در نتیجه منابع آبی این منطقه نه تنها در توسعه کالبدی طالقان موثر است بلکه میتواند در توسعه کالبدی شهرهای همجوار از جمله تهران نیز تاثیر گذار باشد.

در عصر حاضر به طور فزاینده‌ای بر ارزش آب به عنوان یک عنصر گرانبها و کمیاب افزوده می‌شود. در این میان حیات اقتصادی بسیاری از روستاهای کشور به بخش کشاورزی وابسته است، کمبود آب و عدم مدیریت بهینه آن به عنوان نهاد اصلی بخش کشاورزی می‌تواند به صورت چالشی اساسی بر سر راه تحقق کشاورزی پایدار به عدم امنیت غذایی به عنوان پایه رفاه اجتماعی و ناکامی در دست یابی به توسعه پایدار شهری و روستایی منجر شود. تحقیق حاضر با هدف بررسی نقش مدیریت منابع آب در توسعه پایدار در حوضه آبخیز طالقان انجام گرفته است.

برف به عنوان یکی از انواع بارش‌های مطرح، در مناطق سردسیر بوده که بارش آن دارای فواید زیادی برای جوامع می‌باشد. تغذیه منابع آب، سدها، آب‌های سطحی و زیرزمینی، تعديل آب و هوا، حمل و نقل، کشاورزی، توربیسم و اکوتوربیسم و توسعه کالبدی از مهمترین عواملی هستند که به طور مستقیم از برف تأثیر می‌ذیرند. (Panahi-Helaly, 2001)

تغییرات پوشش برف در TP یکی از عوامل مهم در تغییر سطح آب دریاچه هاعلاوه بر بارش و آب شدن یخچالهای طبیعی می‌باشد. (Zhang et al, 2012).

در مطالعه حاضر شبیه سازی رواناب ناشی از ذوب برف با استفاده از مدل SRM در حوضه آبخیز طالقان مورد بررسی

در شبیه سازی و پیش بینی رواناب حاصل از ذوب برف مورد استفاده قرار می گیرد (رنگو و مارتینس، ۱۹۷۹- مارتینس و رنگو، ۱۹۹۸ - لی و همکاران، ۲۰۰۳). این مدل بر اساس شاخص درجه- روز برای شبیه سازی رواناب روزانه و پیش بینیها در مناطق کوهستانی که ذوب برف عامل اصلی رواناب است به کار می رود(رنگو و مارتینس، ۱۹۸۱ - مارتینس، ۱۹۹۸، - لی و همکاران، ۲۰۰۳). روش درجه روز که توسط این مدل بکار برده شده است به طرق مختلف برای بیش از ۶۰ سال است که مورد استفاده قرار گرفته است.(لی و همکاران، ۲۰۰۳،) همچنین مدل (SRM) از درصد حوضه و یا زونهای ارتفاعی تحت پوشش برف به عنوان ورودی اولیه برای شبیه سازی جریان رودخانه روزانه استفاده می کند. این مدل از دو بخش تشکیل شده است که در فرمول (۲) نشان داده شده است.

$$Q_{n+1} = [Cs_n \cdot a_n(T_n + \Delta T_n) \cdot S_n + Cr_n \cdot P_n] \frac{A_{1000}}{86400} \\ (1 \cdot k_{n+1}) Q_n K_{n+1}$$

بطوریکہ :

$$Km^2 = \text{مساحت حوضه آبریز در هر زون}$$

تعداد روزها = n

$$\text{ضریب تبدیل (cm km}^2\text{d-1) به (m}^3\text{s-1)} = \frac{10000}{86400}$$

Q = دبی روزانه (مترمکعب بر ثانیه)، Cs = ضریب رواناب
 برف، Cr = ضریب رواناب باران، a = فاکتور درجه-
 روز (سانتیمتر بر درجه سانتیگراد بر روز)، T = درجه حرارت
 ایستگاه مینا (درجه سانتیگراد)، Δ = تفاضل درجه حرارت
 ایستگاه مینا با درجه حرارت در محل متضاد متوسط ارتفاع
 هیپوسومتریک حوضه، S = پوشش نسبی برف، p = بارشی که
 در تولید رواناب شرکت میگند (سانتیمتر)، A = مساحت حوضه
 یا ناحیه انتخابی (کیلومترمربع)، n = توالی روزهای در طی دوره
 پیش، پنی، با شیشه سازی، و K = ضرب فروکش .

دماي بحراني تعين ميکند که آيا بارش اندازه گيري شده یا پيش بینی شده به صورت برف است یا باران. مدلهايي که ايجاد پوشش برف را شبие سازی ميکنند در اولين شبие سازی رواناب نه تنها در دوره فرسايش بلکه در دوره تجمع نيز به شدت به اين پaramتر وابسته هستند. مدل SRM برای تصميم گيري در اين مورد که آيا بارش فوراً به رواناب تبديل ميشود (در حالت بارش باران)، يا اگر $T_{CRIT} < T$ باشد بارش برف اتفاق افتاده است، فقط به دماء، بحarian، بناء، دارا (دها) — انجام.

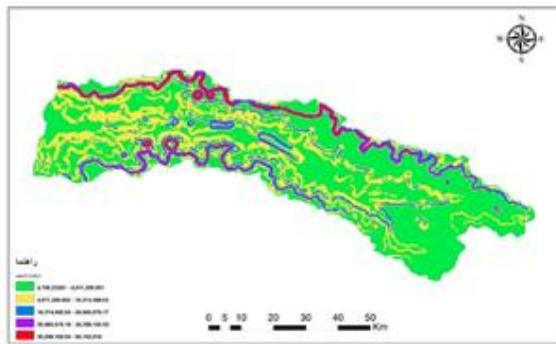
عنوان تعیین مناطق مؤثر در انباست و ماندگاری سطح پوشش
با توجه به مطالعاتی که قنپور و همکاران (۱۳۸۴) تحت

شرح و تفسر نتایج

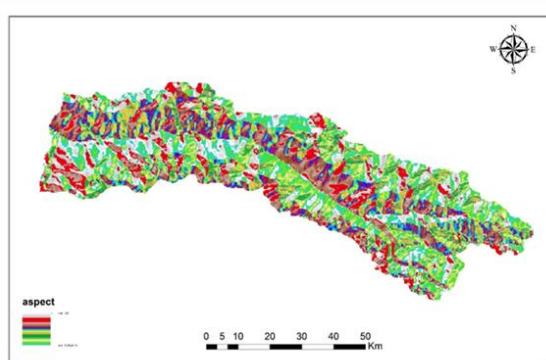
درک فرآیند توسعه شهری در برنامه ریزی توسعه شهری و مدیریت توسعه شهری پایدار نقش تعیین کننده ای دارد. در تحقیق پیش رو فرآیند توسعه کالبدی - فضایی طلاقان مورد بررسی قرار گرفته و پس از مشخص شدن پتانسیل ها و محدودیت های توسعه با محاسبه میزان فضای مورد نیاز برای جمعیت اضافه شده در دهه های اتی، راهبردهای بهینه برای توسعه آتی شهر ارایه شده است.

حوضه آبخیز طالقان یکی از زیر حوضه های مهم سفید رود در ایران است که در دامنه جنوبی رشته کوه های البرز ، در بخش شمال غربی در فاصله ۱۲۰ کیلومتری شهر تهران قرار گرفته است این حوضه بین عرض های " ۳۱° ۵' ۳۶° و ۳۷° ۲۳' ۳۶° شمالی و طول های " ۵۰° ۲۱' و ۱۶° ۵۱' شرقی قرار گرفته است . مساحت حوضه آبخیز طالقان $\frac{1}{5}$ کیلومترمربع میباشد .ارتفاع حوضه از سطح دریا ۱۱۰۰ تا ۴۴۰۰ متر متغیر است . رودخانه طالقان در مرکز این حوضه از گردنۀ عسلک و در غرب از کندوان سرچشمۀ میگیرد و به سمت غرب در جریان است این رودخانه پس از دریافت شاخه های پر آبی مانند علی زان ، مهران ، خچیره ، حسنجون ، اورازان و... طی چندین کیلومتر به رودخانه الموت میپیوندد و پس از آن با نام رودخانه شاهرود به در یاچه سد سفید رود میریزد . (سازمان زمین شناسی ایران) ارتفاع متوسط حوضه حدود ۲۲۷۲ متر و ارتفاع با فراوانی ۵۰ درصد ۲۳۷۵ متر است . به علت ارتفاع زیاد حوضه ، دمای آن در دوره سرد سال زیر صفر است . ضریب گراویلوس حوضه $1/58$ بوده که نشان میدهد شکل حوضه کشیده است و فرم حوضه $0/214$ میباشد که چون از واحد کمتر است ، احتمال سیلابی و طغیانی بودن نیز کم است . زمان تمرکز حوضه با توجه به فرمول جیا دلتای $9/67$ ساعت میباشد . متوسط ریزش های سالانه حوضه حدود ۷۵۰ میلیمتر است . این مقدار در ارتفاع ۲۲۷۲ متری به $711/3$ میلیمتر میرسد . حدود ۷۹ درصد از ریزش های حوضه در دوره سرد April تا November نازل میشود . (حجام - شرعی پور ، ۱۳۸۲) . تعداد ایستگاه های واقع در حوضه آبریز طالقان ۶ ایستگاه میباشد . حداکثر و حداقل ارتفاع ، مربوط به ایستگاه های زیدشت و خچیره با 1700 و 2400 متر از سطح دریاست . مدل (SRM) که توسط (Martinec 1975) توسعه یافته یکی از مدل های تجربی بهتر شناخته شده است و در میان مدل های ذوب برف متعددی که از اطلاعات پوشش پر فی ، استفاده می کنند که ، از مدل های ، است که بطور گسترده

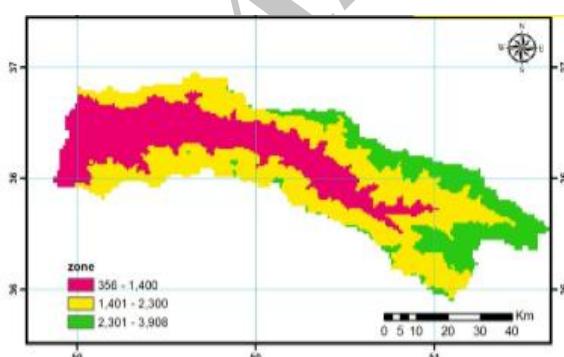
فرعی تماما با شیب های بسیار تند در حال کندن بستر خود می باشند و عموما مراحل جوانی را پشت سر می گذارند. بستر این رودها به طور کلی عمیق و تنگ و دارای دامنه های پرشیب می باشند. تنها مئاندر طالقان رود در شرق شهر اسر قرار گرفته که در نتیجه تغییر جنس زمین شناسی به وجود آمده است.



شکل ۳. نقشه شیب منطقه طالقان



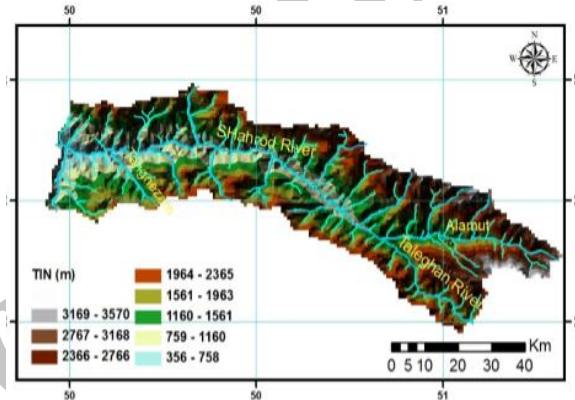
شکل ۴. نقشه جهت حوضه آبخیز طالقان



شکل ۵. نقشه تفکیک زون حوضه آبخیز طالقان

برف و سهم ذوب برف در روایات در حوضه آبریز کارون به انجام رسانده‌اند دمای صفر درجه سانتیگراد را به عنوان آستانه ذوب برف و دمای $2/4$ درجه سانتیگراد را به عنوان آستانه ریزش برف در نظر گرفته اند لذا در مطالعه حاضر نیز از ارقام فوق استفاده شده است.

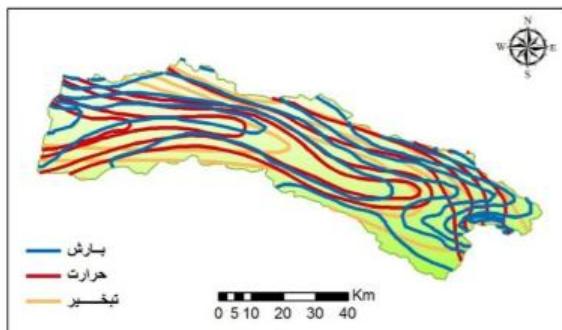
عوامل فیزیکی و توپوگرافیک در رفتار سیستم هیدرولیک آبخیز به ویژه ذخیره موقعت آب، ناشی از بارندگی و سرعت هدایت آن به خارج از حوضه از طریق سیستم رودخانه ای اثرات بارزی دارند. این ویژگی حوضه ها و محاسبه کمی عواملی که ویژگی های فیزیکی به ویژه اشکال ناهمواری های یک حوضه را بوجود می آورد را بصورت ضریب های عددی ارائه می‌کند. (موحد دانش، علی اصغر، ۱۳۷۳)



شکل ۲. نقشه TIN حوضه آبخیز طالقان

برای مطالعه پستی و بلندی حوضه از DEM محدوده طرح برگرفته سایت SRTM با ابعاد شبکه 85×85 متری استفاده شده است و نقشه هیپسومتریک با فاصله تراز یکصد متر ترسیم شده است. رود اصلی منطقه، طالقان رود در باشد که از کوه های کرج در شرق و از کوه های تخت سلیمان در شمال سرچشمه می گیرد. این رود از شاخه های فرعی متعددی همانند حسنچون، مرجان، علی زان رود، خچیره، زالوی چای تشکیل شده است. عملکرد رود اصلی حمل رسوبات حاصله از شاخه های فرعی می باشد و به دلیل نزدیک شدن بستر اصلی به سطح اساس در حال حاضر کمتر عمل حفر انجام می شود. در واقع می توانیم بگوییم این رود به مرحله پیری نزدیک شده است. در مسیر این رود پادگانه های متعددی در حد فاصل لات زیدشت تا شهرک مشاهده می شود. با توجه به شیب بسیار ملایم ($\%2$) این رود بیشترین انرژی آن صرف فرسایش کناری می شود. بر عکس رود اصلی، شاخه های

باشد به روزانه) را در هر ناحیه ارتفاعی در نظر میگیرد.(رانگو-دول).



شکل ۷. نقشه بارش - دما - تبخیر حوضه آبخیز طالقان

عامل درجه - روز (a) : عامل درجه - روز ، (سانتیمتر بر درجه سانتیگراد) تعداد درجه - روزها(T) (درجه سانتیگراد روز) را با استفاده از معادله زیر به عمق ذوب برف روزانه M (سانتیمتر) تبدیل میکند:

$$M = a \cdot T$$

افت محیطی دما (γ) : با توجه به برسیهای صورت گرفته در منطقه مقدار پیشنهادی توسط مدل SRM در محدوده مورد مطالعه مناسب بنظر رسیده و حداقل معادل 100°C 100 m^{-1} ، درنظر گرفته شده است.

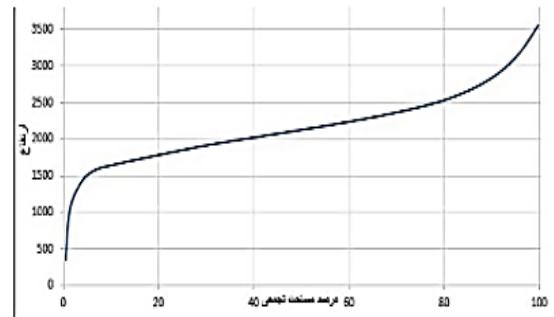
ضریب پسروی (K) : با استفاده از آمار روزانه و با بهره گیری از رابطه (8) نسبت به محاسبه ضریب فروکش جریان اقدام گردیده است. لازم ذکر است ضرایب بدست آمد توجه به مقدار آبدی و بارش تعديل شده است.

$$K_{n+1} = XQ_{Nn}^{-Y}$$

ضریب فروکش (K) پارامتر بسیار مهمی در مدل SRM است زیرا کسر (K+1) قسمتی از ذوب برف روزانه است که بالافاصله به رواناب تبدیل می شود. (دول-رانگو، 2011)

زمان تأخیر^۳ (L) : مشخصات نوسانات روزانه رواناب ذوب برف، این امکان را فراهم می سازد تا زمان تأخیر به طور مستقیم از روی هیدروگراف های سالهای قبل تعیین شوند. داده های دبی معمولاً به فواصل زمانی نیمه شب به نیمه شب، منتشر میشوندو برای مقایسه با مقادیر شبیه سازی شده باید تنظیم شوند. در مقابل، مقادیر شبیه سازی شده نیز میتوانند (شاfer و همکاران، ۱۹۸۱)

دما بحرانی T_{CRIT} : دما بحرانی تعیین میکند که آیا



شکل ۶. منحنی مساحت - ارتفاع (هیپوسومتریک) و توزیع به مناطق ارتفاعی (ABC) حوضه طالقان از طریق dem

جدول ۲. تقسیم بندی ارتفاعی بدست آمده از dem حوضه طالقان

ZON	Elevation (m)	Mean Elavation	Arae (km ²)
A	۳۵۶-۱۴۰۰	۱۵۵۰	۱۷۱
B	۱۴۰۱-۲۳۰۰	۱۸۰۰	۱۶۳
C	۲۳۰۱-۳۸۶۹	۲۵۵۰	۱۰۴

میزان بارندگی در این منطقه یکسان نبوده و دارای نوساناتی در مناطق مختلف می باش (گرشاسبی، ۱۳۸۲، ۴۸). برای مطالعه وضعیت بارش برف در یک منطقه باید به آمار درازمدت قابل اعتمادی دست یافت برای بدست آوردن چنین آمار قابل اعتمادی علاوه بر اطلاعات دستگاه های ذیریط باید به ایستگاه های موجود در منطقه روی آورد و از اطلاعات آن ایستگاه ها استفاده نمود. در آنالیز آمار بارش ایستگاه های موجود منطقه از دوره آماری (۱۳۹۲-۱۳۹۰) (۲۰۱۲-۲۰۱۰) استفاده شده است که عبارتند از؛ زیدشت، گلینک، هرنج، جوستان؛ دوک پل، خچیره. با توجه به اینکه بعضی از این ایستگاه ها دارای تعداد بسیار اندکی خلاء آماری بودند میانگین ماهانه و سالانه نزولات جوی در ایستگاه های منطقه طالقان نیز لحاظ شده است.

ضریب رواناب (C) : این ضریب جهت در نظر گرفتن تلفاتی است که بین حجم آب موجود (بارش باران + ذوب برف) و جریان خروجی از حوضه را نشان میدهد. برنامه کامپیوتی مقادیر جداگانه ای را برای بارش برف (C_S) و باران (C_R) قول کرده و تغییرات مقادیر آنها در وسط ماه (و اگر نیاز

۲. Recession Coefficient

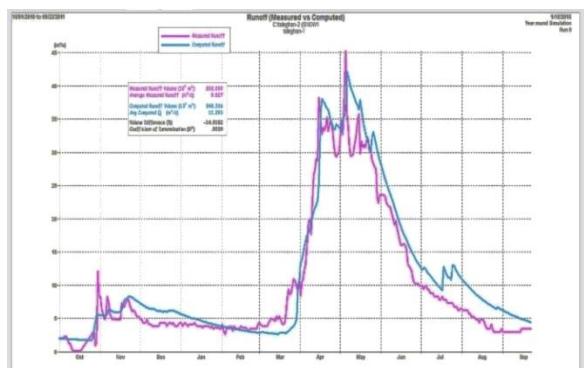
۳. Time Leg

۱. Runoff Coefficient

شده برای بخش قابل توجهی از عوامل مورد نیاز در منطقه تحقیق در دسترس قرار نداشت، تعدادی از پارامترهای مشاهده ای مدل با سعی و خطا بدست آمدند تا آنجایی که هیدروگراف مشاهداتی و محاسباتی بهترین پرازش را ایجاد کند.

با توجه به این که داده های مشاهده ای و اندازه گیری شده برای بخش قابل توجهی از عوامل مورد نیاز در منطقه تحقیق در دسترس قرار نداشت، تعدادی از پارامترهای مشاهده ای مدل با سعی و خطا بدست آمدند تا آنجایی که هیدروگراف مشاهداتی و محاسباتی بهترین پرازش را ایجاد کند.

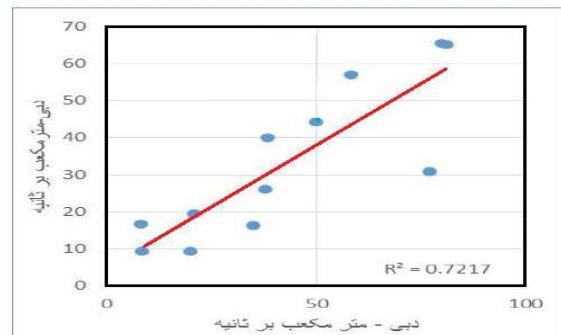
نتایج شبیه سازی و کالیبراسیون جریان حاصل از ذوب برف در حوضه آبخیز طالقان در سالهای مورد مطالعه در شکلها و میزان حجم رواناب تجمعی برف و باران در شکل (۳) نشان داده شده است.



شکل ۹. نمودار شبیه سازی رواناب (اندازه گیری شده و محاسبه شده) (Runoff (Measured vs Computed)) در سال آبی ۱۳۹۰-۹۱ در حوضه آبخیز طالقان

بارش اندازه گیری شده یا پیش بینی شده به صورت برف است یا باران. مدلهایی که ایجاد پوشش برف را شبیه سازی میکنند در اولین شبیه سازی رواناب نه تنها در دوره فرسایش بلکه در دوره تجمع نیز به شدت به این پارامتر وابسته هستند. مدل SRM برای تصمیم گیری در این مورد که آیا بارش فوراً به رواناب تبدیل میشود(در حالت بارش باران)، یا اگر T_{CRIT} < باشدبارش برف اتفاق افتاده است، فقط به دمای بحرانی نیاز دارد.(دواو - رانگو ۲۰۱۱)

همانطور که مشاهده میشود فاکتور S همان سطح پوشش برف از تصاویر ۸ روزه سنجنده MODIS با استفاده از باندهای (۴) و (۶) و آستانه گذاریهای لازم به دلیل قدرت تفکیک زمانی و طبقی مناسب استخراج شده است و نقشه برف تهیه شده با مدل رقومی ارتفاعی ترکیب و منحنی تخلیه برف (SCDCs^۱) برای سالهای مورد نظر از نقشه برفی بدست آمده است و درصد مساحت پوشش برف روزانه از منحنی تخلیه برف (SCDCs) که متغیر اساسی مدل بشمار می رود محاسبه گردیده است. در خصوص پارامترهای ورودی به مدل، مقادیر ضریب رواناب برف (Cs) و باران (Cr) بصورت متوسط فصلی و فاکتور درجه روز (α)، دمای بحرانی و گردایان دما و زمان تاخیر برای تمام حوضه در نظر گرفته شده است و سطح مشارکت کننده در بارش (RCA) به صورت روزانه به مدل وارد شده است و شبیه سازی رواناب حاصل از ذوب برف به صورت روزانه در فاصله سالهای آبی ۲۰۱۲-۲۰۱۱ در نرم افزار SRM به منظور بررسی نقش پوشش برف در تعییرات دبی رودخانه در حوضه آبخیز طالقان به وسعت ۴۸۵۰ کیلومتر مربع، مورد بررسی قرار گرفت.



شکل ۱۰. همبستگی میان جریان محاسبه شده و اندازه گیری شده در سال آبی ۲۰۱۲-۲۰۱۱ در حوضه طالقان

با توجه به این که داده های مشاهده ای و اندازه گیری

۱. Snow Cover Depletion Curves

تبیین حوضه برای سالهای شبهیه‌سازی شده نسبتاً پائین است اما با این وجود مدل قادر به مشخص کردن و تخمین رواناب روزانه است و همیستگی بین دبی مشاهداتی و شبهیه‌سازی روزانه در فاصله سال آبی ۱۳۹۰-۹۱ تا ۱۳۹۱-۹۲ این مطلب را تایید میکند.

۳- با توجه به هیدروگراف شبهیه سازی شده میتوان تاثیر گرمایش کره زمین را در روند سریع ذوب برف و کم شدن سطح پوشش برفی را در حوضه طالقان طی دو سال آبی ۹۱-۹۰ و ۹۲-۹۱ ملاحظه کرد.

۴- با توجه به هیدروگراف بدست آمده میزان دمای حوضه بالارفته و به طبع آن کاهش بارش برف را بیان میکند. منبع مناسب آب حاصل از ذوب برف و استفاده بهینه از آن تاثیر بسزایی در توسعه کالبدی منطقه مورد مطالعه میتواند ایفا کند. نتایج بررسی‌های انجام شده نشان می‌دهد که حدود ۹۶٪ از منابع آب، بویژه منابع آب زیرزمینی، به مصرف کشاورزی می‌رسد و حدود ۹۲٪ از درآمد ساکنین این ناحیه نیز از تولیدات کشاورزی است. همیستگی بین تعییرات دو عامل جمعیت و منابع آب، معنی‌دار بوده و به وضوح نشان می‌دهد که توسعه منابع آب سبب افزایش جمعیت شهری در ناحیه تحت مطالعه شده است و بالعکس نقش مدیریت منابع و مصرف آب و تاثیر آن در توسعه سطح زیر کشت نیز مورد بررسی واقع شده و نتایج بدست آمده، همیستگی معنی‌دار و مطلوبی را میان دو عامل مذبور نشان می‌دهد. با توجه به کاهش نزولات جوی و به تبع آن محدود بودن منابع آب و افت سطح آب زیرزمینی در حوضه آبخیز طالقان و نیز با علم به اینکه کشاورزی و تولیدات آن در ناحیه مورد مطالعه محوریت دارد. روشن است که تنها راه توسعه پایدار، توجه زیاد به مدیریت منابع و مصرف آب می‌باشد و استفاده بهینه از منابع موجود میباشد.

نواحی روستایی و شهری کمک نماید.

در این پژوهش شبهیه سازی رواناب ناشی از ذوب برف با استفاده از مدل SRM در حوضه آبخیز طالقان بررسی شد. فرآیند ذوب برف، بسیار پیچیده و نسبت به شرایط محیطی بسیار حساس می‌باشد و بدینه است که شبهیه سازی دقیق این چنین فرآیندی نیز بسیار مشکل و پیچیده می‌باشد. بنابراین با استفاده از مدل SRM، می‌توان این فرآیند ها را در نهایت دقت و سرعت نسبت به مدل‌های دیگر ذوب برف انجام داد. در شبهیه سازی با توجه به کمبود داده‌های مشاهده ای زمینی، و اینکه رواناب ناشی از ذوب برف در حوضه‌های دارای برف فصلی که ذوب برف در مواردی با بارش باران نیز همراه می‌باشد شرایط دشواری ایجاد می‌کند. چنین شرایطی در اکثر حوضه‌های برفگیر کشور حاکم می‌باشد. استفاده از داده‌های ماهواره‌ای و کاربرد آن در مدل‌های هیدرولوژیکی بخشی از این کمبود ها را جبران می‌کند. در این تحقیق برای تعیین سطح پوشش برف در منطقه مورد مطالعه از داده‌های ماهواره ای و مشاهداتی استفاده شد. و از داده‌های دبی و باران وزارت نیرو و سازمان آب منطقه ای تهران و دما در استگاه‌های هواشناسی به عنوان ورودی‌های اصلی مدل ذوب برف مورد استفاده قرار گرفت. پارامترهای ورودی مدل بر اساس داده‌های مشاهده ای در سطح حوضه طالقان تعیین یا واسنجی شدند. و سپس بر اساس بارندگی و درجه حرارت استگاه‌های هواشناسی و مساحت برفی بدست آمده از اطلاعات ماهواره‌ای جریان روزانه در خروجی حوضه شبهیه سازی و پیش‌بینی شده و نتایج زیر بدست آمد.

۱- نتایج آورد محاسبه شده در دو سال آبی به مقادیر مشاهداتی نزدیک و قابل قبول بوده است.

۲- شبهیه سازی رواناب حاصل از ذوب برف در حوضه آبخیز طالقان نشان میدهد که دما در شکل گیری گرایش رواناب شبهیه سازی شده به اندازه گیری شده بی تاثیر نیست و ضریب

منابع

- بختیاری، صادق و دهقانی‌زاده، مجید (۱۳۹۲). "نقش فعالیت‌های صنعتی در توسعه اقتصادی: رهیافت مدل داده-ستانده (مناطق شهری)". *فصلنامه برنامه‌ریزی و پژوهش، شماره ۲، ۵۹-۷۹*. دهقان شبانی، زهرا (۱۳۹۱). "تحلیل تأثیر تجمیع فعالیت‌های صنعتی بر رشد اقتصادی منطقه‌ای در ایران". *فصلنامه مدلسازی اقتصادی، شماره ۸، ۵۵-۲۳*.
- رحمانی، تیمور و امیری، میثم (۱۳۸۶). "بررسی تأثیر اعتماد بر رشد درمانی، میثم (۱۳۸۶)". *بررسی تأثیر اعتماد بر رشد درمانی، میثم (۱۳۸۶)*.

- آقایی، مجید؛ رضاقلی‌زاده، مهدیه و باقری، فریده (۱۳۹۲). "بررسی تأثیر سرمایه انسانی بر رشد اقتصادی در استان‌های ایران". *فصلنامه پژوهش و برنامه‌ریزی در آموزش عالی، شماره ۱، ۴۴-۲۱*.
- اکبری، نعمت‌الله و مویدفر، رزیتا (۱۳۸۳). "بررسی همگرایی درآمد سرانه بین استان‌های کشور (یک رهیافت اقتصادسنجی فضایی)". *پژوهش‌های اقتصادی، شماره ۱۳، ۱۳-۱*.

- توسعه منطقه‌ای، شماره ۹، ۱۸۸-۲۱۰. ۱۳۸۵-۱۳۸۷. فطرس، محمدحسن و بهشتی فر، محمود (۱۳۸۵). "تعیین سطح توسعه یافتنگی استان‌های کشور و نابرابری بین آنها طی سال‌های ۱۳۷۳ و ۱۳۸۳". نامه اقتصادی، شماره ۲، ۱۲۲-۱۰۱.
- کریمی موغاری، زهرا و براتی، جواد (۱۳۹۶). "تعیین سطح نابرابری منطقه‌ای استان‌های ایران: تحلیل شاخص ترکیبی چند بعدی". فصلنامه علمی پژوهشی پژوهش‌های رشد و توسعه اقتصادی، دوره ۷، شماره ۲۶، ۷۰-۴۹.
- لطفی، عزت الله و فیض پور، محمدعلی (۱۳۹۳). "رشد صنعتی و جرم (شواهدی از استان‌های کشور طی برنامه‌های سوم و چهارم توسعه)". فصلنامه مجلس و راهبرد، شماره ۸۰، ۶۰-۳۹.
- مصطفودزاده، محمود و علمی، سیامک (۱۳۹۱). "نابرابری و رشد اقتصادی در استان‌های کشور". فصلنامه پژوهش‌های و سیاست‌های اقتصادی، شماره ۶۴، ۱۴۸-۱۳۱.
- اقتصادی در استان‌های ایران با روش اقتصادستنجی فضایی". تحقیقات اقتصادی، شماره ۷۸، ۵۷-۲۳. رحمانی، تیمور و حسن‌زاده، ابراهیم (۱۳۹۰). "اثر مهاجرت بر رشد اقتصادی و همگرایی منطقه‌ای در ایران". فصلنامه تحقیقات مدلسازی اقتصادی، شماره ۵، ۱-۱۸.
- صادقی، سید کمال (۱۳۹۲). "بررسی عوامل مؤثر بر رشد فرآگیر در استان‌های ایران (رهیافت گشتوارهای تعمیم یافته در داده‌های تابلویی)". اقتصاد و توسعه منطقه‌ای، شماره ۶، ۲۲-۲۰۵.
- سباغ کرمانی، مجید (۱۳۸۰). "تجزیه و تحلیل نابرابری منطقه‌ای اشتغال در استان‌های کشور". مجله مدرس، شماره ۲، دوره ۵، ۱-۲۰.
- صمدی، علی‌حسین؛ دهقان‌شبانی، زهرا و مرادی‌کوچی، عاطفه (۱۳۹۴). "تحلیل فضایی تأثیر نابرابری توزیع درآمد بر رشد اقتصادی در ایران". فصلنامه علمی پژوهشی پژوهش‌های رشد و توسعه اقتصادی، دوره ۵، شماره ۱۹، ۷۲-۵۷.
- فتاحی، شهرام و عطار، خلیل (۱۳۹۴). "بررسی همگرایی درآمدی استان‌های ایران، رویکرد داده‌های تابلویی". مجله اقتصاد و

Aynur Şensoy & Gökçen Uysal (2012). "The Value of Snow Depletion Forecasting Methods Towards Operational Snowmelt Runoff Estimation Using MODIS and Numerical Weather Prediction Data".

B.Hingray, N.Mouhous, A.Mezghani, K.Bogner,B (2005). "Schaeffli and A.Musy, Accounting for Global-Mean Warming and Scaling Uncertainties in Climate Change Impact Studies : Application to a Regulated Lake System".

Carrie Vuyovich , Jennifer M. Jacobs (2011). "Snowpack and Runoff Generation Using AMSR-E Passive Microwave Observations in the Upper Helmand Watershed, Afghanistan".

Guoqing Zhang, Hongjie Xie, Tandong Yao, Hongyi Li, Shuiqiang Duan (2014). "Quantitative Water Resources Assessment of Qinghai Lake basin using Snowmelt Runoff Model (SRM)".

Immerzeel, W.W. ; Droogers, P. , de Jong, S.M., Bierkens, M.F.P. (2008). "Large-Scale Monitoring of Snow Cover and Runoff Simulation in Himalayan River Basins Using Remote Sensing".

Madani, K. (2010). "Game Theory and Water Resources".

Martinec, J. & Rango, A. & Roberts, R. (2008). "Snowmelt Runoff Model (SRM) User's Manual".

Martinec, J. and Rango, A. (1986). "Parameter Values for Snowmelt Runoff Modelling". *Journal of Hydrology*, 84 197--219 197

Rango, A., & Matinee, J. (1995). "Revisiting the Degree-Day Method for snowmelt Computation: Water Resources Bulletin, AWRA, 31.

Rango,A., Gomez-Landesa, E., Havstad, K., Bleiweiss, K., Tanksley,D. ,DeWalle, Martinec,J. and Kite, G. (2003). "Development of a Remote Sensing – Snowmelt Runoff Forcasting System in the RioGrande Basin". *Paper presented Western Snow Conference*.

WenchaoSun U. S,orman, Z. Akyu'rek, A. S,ensoy, A. A. S,orman, and A. E. Tekeli (2009). "Commentary on Comparison of MODIS Snow Cover and Albedo Products with Ground Observations Over the Mountainous Terrain of Turkey".

Archive of SID