

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی- مکانی با استفاده از رویکرد فازی

کریم سلیمانی^۱

آرش ملکیان^۴

بهرام چوبین^۱

محمود حبیب‌نژاد روشن^۲

تاریخ پذیرش مقاله: ۹۶/۰۲/۰۸

تاریخ دریافت مقاله: ۹۵/۰۲/۲۱

چکیده

مدیریت آبخیزها نیازمند در ک شرایط آبخیزها در حوضه‌های دارای آمار و فاقد آمار است. شناسایی زیرحوضه‌های همگن به منظور اجرای هماهنگ عملیات آبخیزداری و کنترل سیالاب و نیز اولویت دادن به زیرحوضه‌ها از اهمیت بسیاری برخوردار است. در این پژوهش به منظور خوشبندی زیرحوضه‌های آبخیز کرخه از شاخص‌های مکانی و فیزیکی (شامل خصوصیات توپوگرافی، مورفولوژیکی، خاک و کاربری اراضی) استفاده شد و تعداد ۵۳ شاخص برای زیرحوضه‌های کرخه استخراج گردید. برای کاهش تعداد متغیرها تحلیل عاملی به طور جداگانه برای هر گروه از شاخص‌ها انجام شد. نتایج تحلیل عاملی نشان داد که از بین ۵۳ شاخص فیزیکی- مکانی، ۹ شاخص (۴ شاخص مورفولوژیکی، ۳ شاخص کاربری اراضی و ۲ پارامتر خاک) دارای بار عاملی بیشتر نسبت به سایر شاخص‌ها هستند. بنابراین، از بین شاخص مورفولوژیکی، شاخص‌های سطح حوضه، کشیدگی حوضه، میانگین طول زهکش‌ها و کل پستی و بلندی؛ از بین شاخص کاربری اراضی، شاخص‌های درصد سطح مرتع، درصد سطح اراضی کشاورزی و درصد سطح اراضی بایر و از بین پارامترهای خاک، شاخص ظرفیت آب موجود در لایه خاک و شاخص هدایت هیدرولیکی اشباع شده به عنوان شاخص‌های نهایی جهت گروه‌بندی زیرحوضه‌ها انتخاب شدند. با استفاده از روش فازی (FCM) 38° زیرحوضه مطالعاتی در سه گروه همگن گرفتند. تعداد خوشبندی بهینه از طریق سعی و خطأ و توابع ارزیابی ضرب‌افزار و آنتروپی افزار تعیین شدند. نتایج نشان داد که گروه‌های سه‌گانه شامل زیرحوضه‌های مناطق شمال شرقی و بخش‌هایی از مناطق مرکزی حوضه کرخه (گروه ۱)، مناطق شمال غربی- جنوب شرقی به همراه مناطق جنوبی حوضه کرخه (گروه ۲) و مناطق مرکزی و بخش‌هایی از مناطق جنوب غربی حوضه کرخه (گروه ۳) را در بر می‌گیرند. تفکیک یک حوضه به زیرحوضه‌ها و گروه‌بندی آنها در دسته‌های مشابه از نظر خصوصیات مشابه می‌تواند به عنوان روشی در جهت اجرای عملیات آبخیزداری، کنترل سیالاب و اولویت قائل شدن برای زیرحوضه‌های بحرانی به کار گرفته شود.

واژه‌های کلیدی: حوضه آبخیز کرخه، خوشبندی فازی، زیرحوضه‌های همگن، متغیرهای فیزیکی- مکانی.

۱- دانشجوی دکتری علوم و مهندسی آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری، ساری، (نویسنده مسئول)
Bahram.choubin@ut.ac.ir

۲- استاد گروه علوم و مهندسی آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری
k.solaimani@sanru.ac.ir

۳- استاد گروه علوم و مهندسی آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری
m.habibnejad@sanru.ac.ir

۴- دانشیار گروه احیاء مناطق خشک و کوهستانی، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران
Malekian@ut.ac.ir

سطحی و آب اتمسفر جهت خوشبندی انواع مختلف زمین ارائه کرده است. پس از آن، Wolock و همکاران (۲۰۰۴) از سیستم‌های اطلاعات جغرافیایی و روش‌های آماری جهت گروه‌بندی ۴۳۹۳۱ آبخیز کوچک در ایالات متحده به ۲۰ منطقه هیدرولوژیکی براساس شباهت در شکل زمین، زمین‌شناسی و اقلیم استفاده کردند. Sawicz و همکاران (۲۰۱۱) یک طرح خوشبندی برای حوضه‌های آبخیز در شرق ایالات متحده بر اساس تجزیه و تحلیل آماری مجموعه‌ای از شاخص‌های هیدرولوژیکی ارائه کردند. تلاش در خوشبندی حوضه باید طیف وسیعی از متغیرهای حوضه را شامل شود. آب و هوا، پوشش‌گیاهی، استفاده از زمین، پوشش زمین، خاک، زمین‌شناسی، نقشه‌برداری و تغییرات انسان در طبیعت همگی ویژگی‌های فیزیکی مؤثر بر فرآیندهای بارش-رواناب در حوضه‌ها هستند (Kult, 2013). خوشبندی حوضه‌های آبخیز برای اهداف مختلف مورد نیاز است. به عنوان مثال در پیش‌بینی و ثبت خصوصیات جریان مانند سیل یا خشکسالی در حوضه فاقد آمار (Cavadias et al., 2001; Nathan and McMahon 1990) آنالیز فرکانس منطقه‌ای سیل (Rao and Srinivas, 2006; Castellarin et al., 2008)، تعمیم درک سیستم هیدرولوژیکی (Sawicz et al., 2011) و جهت برآورد جریان رودخانه در حوضه‌های فاقد آمار (Chiang et al., 2002a, 2002b; Kahya et al., 2008) بر طبق مطالعات Blöschl and Sivapalan (۱۹۹۵)، فرآیند تعمیم (روند انتقال اطلاعات هیدرولوژیکی از حوضه‌های دارای آمار به فاقد آمار)، در صورت مشابه بودن حوضه‌ها رضایت‌بخش خواهد بود، این درحالی است که اگر حوضه‌ها مشابه نباشند این فرآیند مستعد خطأ می‌باشد. بنابراین مزیت اصلی خوشبندی حوضه‌ها کاربرد آن در تعمیم‌سازی و منطقه‌ای کردن است (Razavi and Coulibaly, 2013) در واقع، در صورتی که تعمیم‌سازی برای حوضه‌های مشابه استفاده شود نتایج دقیق‌تری حاصل خواهد شد. بطور کلی خوشبندی آبخیز ممکن است تعمیم پارامترهای بارش-رواناب را حمایت کند (Hundecha et al., 2008)، که

۱- مقدمه

حوضه آبخیز یک واحد جغرافیایی پراهمیت برای برنامه‌های کاربردی در زمینه اکولوژی (Omernik and Griffith, 1991)، مهندسی و احیا (Graf, 1999) و اثر آلودگی‌های غیرنقطه‌ای بر روی کیفیت آب (He and DeMarchi, 2010) اطلاق می‌شود که خوشبندی آن در تفسیر فرآیندهای هیدرولوژیک، تحلیل منطقه‌ای آبدهی، کنترل و احیاء آبخیز ضروری می‌باشد. فرآیندهای هیدرولوژیکی شامل بارش، رواناب، ذخیره و هدررفت آب منجر به تشکیل اشکال زمین شامل آبراهه‌ها، دشت‌های سیلانی و عارضه‌های فرسایش می‌شود. محدودیت‌های بسیار زیادی در مفهوم حوضه آبخیز وجود دارد. به عنوان مثال مرز محدوده آب‌های زیرزمینی با مرز آب‌های سطحی و توپوگرافی متفاوت است (Feinstein et al., 2010). همچنین Omernik and Bailey (۱۹۹۷) بیان می‌کنند که مرز تعیین شده توسط توپوگرافی به تنها یک ممکن است بهترین واحد برای مدیریت اکوسیستم نباشد و مفهوم بومسار^۱ را به عنوان یک واحد جغرافیایی جایگزین برای تجزیه و تحلیل پیشنهاد می‌نمایند. محدودیت مهم و نهایی، بخصوص که برای پیش‌بینی در حوضه‌های فاقد آمار مرتبط است، عدم وجود یک سیستم یکپارچه خوشبندی حوضه است (Kult, 2013).

Wagener و همکاران (۲۰۰۷) به بررسی بسیاری از روش‌های موجود برای تعریف شباهت هیدرولوژیکی یا ابداع سیستم‌های خوشبندی حوضه پرداختند. ایشان ابراز کردنند که به عنوان یک علم نسبتاً جوان، هیدرولوژی هنوز به توسعه یک سیستم یکپارچه خوشبندی حوضه نیازمند است. هم‌اکنون نیاز به یک سیستم یکپارچه خوشبندی حوضه احساس می‌شود (Wagener et al., 2007)، و تحقیقات زیادی جهت رسیدن به این هدف صورت گرفته است (Sawicz et al., 2011; Sivakumar and Singh, 2012; Winter, 2001; Wolock et al., 2004). Winter (2001) مفهوم مناظر^۲ هیدرولوژیکی را به عنوان یک چارچوب برای مفهوم عینی حرکت آب زیرزمینی، آب‌های

¹- Ecoregion

²- Landscapes

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (جغرافیا)

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۸۷

نشان داد که برای تعیین همگنی به روش سلسله‌مراتبی نیاز به اندازه‌گیری تعداد زیادی از پارامترهای هندسی نیست. (Baidmariam ۲۰۱۲) حوضه آبخیز چموگا در اتیوپی را با استفاده از ویژگی‌های توپوگرافی خوش‌بندی کرد. ایشان از ارتفاع حداقل شبکه زهکشی و شبیب، جهت استخراج توابع هیدرولوژیکی یک حوضه استفاده کردند (Beven, 2000) دارابی و همکاران (۱۳۹۱) با به کار بردن تکنیک‌های خوش‌بندی چند میانگینی (KCA) و روش سلسله‌مراتبی (HCA) با هدف طبقه‌بندی ۲۴ زیر‌حوضه در گروه‌های همگن، در حوضه آبخیز پل دوا آب شازند از ۱۰ پارامتر موفور‌متريک استفاده نمودند. نتایج روش چند میانگینی نشان داد تعداد اعضای خوشه ۱، ۲، ۳، ۴ و ۵ به ترتیب برابر با ۳، ۷، ۷ و ۴ زیر‌حوضه می‌باشد. هم‌چنان نتایج روش سلسله‌مراتبی نیز نشان داد که تعداد اعضای خوشه‌های ۱، ۲، ۳، ۴ و ۵ به ترتیب برابر با ۳، ۷، ۷، ۸ و ۴ زیر‌حوضه می‌باشد. در نهایت مقایسه نتایج دو تکنیک مذکور نشان داد که ۲۳ زیر‌حوضه یا (۹۵٪) توسط هر دو تکنیک به طور مشترک بیان شده است. Ssegane و همکاران (۲۰۱۲) جهت پیش‌بینی جریان در حوضه‌های فاقد آمار در امریکا از خصوصیات نزدیکی جغرافیایی و هیپسومتری آبخیزها استفاده کردند و با استفاده از روش تجزیه مؤلفه‌های اصلی تعداد متغیرها را کاهش داده و با کمک الگوریتم خوش‌بندی k-mean (همکاران ۱۳۹۳) با استفاده از آزمون تحلیل خوش‌های و همکاران (۱۳۹۳) با استفاده از آزمون تحلیل خوش‌های و با توجه به پارامترهای هیدرولوژیکی و مورفو‌متري، سه گروه همگن از حوضه‌های آبخیز را تشخیص دادند و تحلیل منطقه‌ای آبدھی رودخانه‌های مرکزی ایران را انجام دادند. Sellami و همکاران (۲۰۱۴) پارامترهای مدل هیدرولوژیکی SWAT را در حوضه‌های فاقد آمار فرانسه برآورد کردند. تعمیم پارامترهای مدل بر اساس رویکرد شباهت فیزیکی بین حوضه‌ها انجام شد. نتایج حاصله حاکی از این بود که حوضه‌های مشابه فیزیکی که در منطقه اقلیمی و جغرافیایی مشابه قرار گرفته‌اند رفتار هیدرولوژیکی مشابه

این موضوع در هیدرولوژی بسیار مهم بوده، بخصوص که با مشکلات پیش‌بینی در حوضه‌های فاقد آمار (*Prediction* (Bardossy, 2007; *Yadav et al.*, 2007) in Ungauged Basins) می‌تواند به کارشناسان مدیریت کمک کند، به عنوان مثال این خوش‌بندی‌ها می‌تواند سیاست‌های مدیریت آبخیز که شرایط محیطی و اجتماعی مؤثر دارند را تسهیل کند (Castiglioni et al., 2010). خوش‌بندی حوضه‌ها بطور کلی براساس خصوصیات فیزیوگرافی یا رفتار هیدرولوژیکی حوضه‌ها صورت می‌پذیرد. خصوصیات فیزیوگرافی برای خوش‌بندی حوضه‌های فاقد آمار مناسب است، در حالیکه رفتار هیدرولوژیکی جهت خوش‌بندی حوضه‌های فاقد آمار مناسب نیست (Razavi and Coulibaly, 2013).

McIntyre و همکاران (۲۰۰۵) در حوضه را در انگلستان با استفاده از خصوصیات سطح حوضه، بارش سالیانه و گروه‌های هیدرولوژیکی خاک خوش‌بندی کردند. تلوری و اسلامی (۱۳۸۲)، طی تحقیقی بر روی حوضه‌های آبخیز شمال کشور (ناحیه خزری) با انتخاب مهمترین پارامترهای فیزیوگرافی و اقلیمی مربوط به ۹۰ حوضه آبخیز ناحیه خزر شرقی و ۲۹ حوضه آبخیز خزر غربی در دو روش، آن‌ها را همگن‌بندی کردند. روش اول بر اساس متغیر مساحت حوضه و متغیر هیدرولوژیکی دبی ویژه دو ساله که در این صورت هر دو ناحیه به سه گروه همگن تقسیم‌بندی شدند. روش دوم بر اساس متغیرهای مستقل یعنی مساحت، شبیب متوسط وزنی، ارتفاع متوسط، تراکم زهکشی و بارندگی متوسط سالیانه حوضه، برای ناحیه خزر شرقی و مساحت، طول آبراهه اصلی، شبیب متوسط وزنی، تراکم زهکشی و بارندگی متوسط سالیانه حوضه، برای ناحیه خزر غربی همگن‌بندی انجام گرفت. در این مورد هر دو ناحیه به چهار گروه همگن تقسیم‌بندی شدند. غیاثی و همکاران (۱۳۸۳) از ویژگی‌های هندسی حوضه‌ها نظیر مساحت، محیط، طول و شبیب آبراهه اصلی برای تعیین همگنی ۴۰ حوضه در البرز شمالی استفاده کردند، نتایج

۲-۲- شاخص‌های مورد استفاده

در این تحقیق جهت تشخیص حوضه‌های همگن از ۳۵ شاخص فیزیکی (۲۱ پارامتر مورفولوژیکی، ۶ نوع کاربری اراضی و ۸ نوع پارامتر خاک) استفاده شد. که ذیلاً به آن می‌پردازیم:

۲-۱- شاخص‌های مورفولوژیکی

پارامترهای مورفولوژیکی مورد استفاده شامل سطح حوضه، محیط حوضه، طول حوضه، ضریب فرم حوضه، ضریب فشردگی، کرویت حوضه، کشیدگی حوضه، شکل حوضه، طول آبراهه‌ها، میانگین طول شبکه زهکشی، تراکم زهکشی، فراوانی آبراهه‌ها، ضریب پیچان‌رودی (سینوزیتی)، نسبت بافت، طول جریان سطحی، تعداد پستی و بلندی، زمان تمرکز، کل پستی و بلندی، نسبت پستی بلندی، درصد شیب و شاخص رطوبت توپوگرافی هستند. جدول ۱ جزئیات شاخص‌های مورفولوژیکی محاسبه شده برای زیرحوضه‌های کرخه را ارائه می‌کند.

۲-۲-۲- شاخص‌های کاربری اراضی

علاوه بر پارامترهای مورفولوژیکی از درصد سطحی که کاربری‌های مختلف (شامل: مراعع، کشاورزی، اراضی مرطوب، اراضی بایر، سطوح شهری، اراضی جنگلی و بیشهزار) در هر حوضه به خود اختصاص داده‌اند نیز به عنوان شاخص‌هایی جهت خوشبندی حوضه‌ها استفاده شد. نقشه کاربری اراضی مورد استفاده از شرکت مدیریت منابع آب ایران تهیه گردید.

۲-۲-۳- شاخص‌های خاک

در کنار شاخص‌های مورفولوژیکی و کاربری اراضی، ۸ نوع پارامتر خاک شامل درصد رس، درصد سیلت، درصد شن، ظرفیت آب موجود در لایه خاک ($\text{mm H}_2\text{O}/\text{mm soil}$), جرم مخصوص ظاهری خاک مرطوب (g/cm^3), محتوی کربن آلی خاک (%soil weight)، هدایت هیدرولیکی اشباع

نشان می‌دهند و همچنین عدم قطعیت پیش‌بینی مشابه دارند. Latt و همکاران (۲۰۱۴) جهت مدیریت سیل در حوضه‌های فاقد آمار از روش تجزیه مؤلفه‌های اصلی و خوشبندی به منظور تشخیص آبخیزهای همگن و از روش شبکه عصبی برای برآورد سیل شاخص در میانمار استفاده کردند. بر طبق خصوصیات اقلیمی و فیزیوگرافی، سه مؤلفه توسط تجزیه مؤلفه‌های اصلی مشخص گردید که در مجموع ۷۹٪ واریانس را به خود اختصاص دادند. از روش خوشبندی k-means استفاده و چهار منطقه همگن هیدرولوژیکی تشخیص داده شد. برای هر یک از مناطق همگن سیل شاخص با استفاده از شبکه عصبی و رگرسیون برآورد شد. پیش‌بینی در حوضه‌های فاقد آمار نیازمند درک حوضه‌های همگن می‌باشد. با توجه به این موارد برای تشخیص حوضه‌های مشابه، در این مقاله فرض می‌شود که شباهت هیدرولوژیکی از رفتار فیزیکی حوضه متنج می‌شود. بنابراین تحقیق حاضر بر روی خصوصیات فیزیکی - مکانی حوضه‌ها (شامل خصوصیات مورفولوژیکی، خاک و کاربری اراضی) جهت تشخیص آبخیزهای مشابه تمرکز دارد.

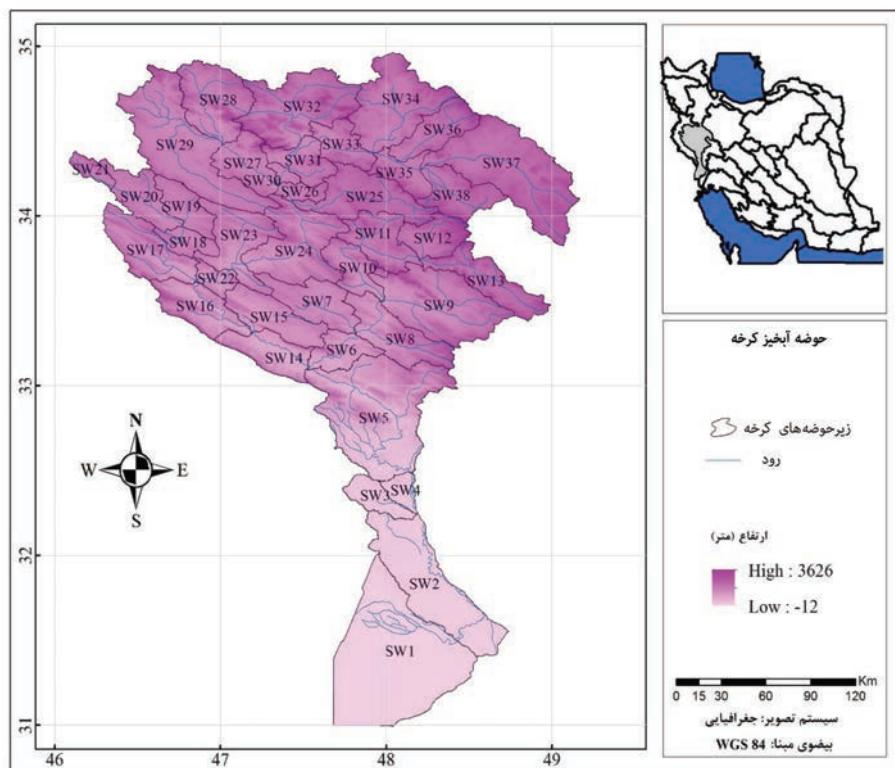
۲- مواد و روش‌ها

۱- منطقه مورد مطالعه

حوضه آبخیز رودخانه کرخه در غرب کشور ایران، در مناطق میانی و جنوبی کوههای زاگرس قرار دارد. این حوضه از نظر تقسیمات کشوری جزء حوضه‌های درجه دو کشور می‌باشد. مساحت کرخه برابر با ۵۱۵۲۷ کیلومتر مربع است که بین مختصات جغرافیایی $۴۶^{\circ}\text{، }۱۰^{\circ}\text{، }۴۹^{\circ}$ طول شرقی و $۳۰^{\circ}\text{، }۵۶^{\circ}\text{، }۵۸^{\circ}$ عرض شمالی قرار دارد (نگاره ۱). رودخانه کرخه از به هم پیوستن رودخانه‌های اصلی گاماسیاب، قوهسو، سیمره و کشکان بوجود می‌آید که هر یک از آنها به انضمام قسمت سفلی رودخانه کرخه دارای حوضه آبخیز هستند که زیر حوضه‌های اصلی کرخه را تشکیل می‌دهند (وزارت نیرو، ۱۳۹۳). نگاره ۱ موقعیت حوضه آبخیز کرخه و زیرحوضه‌های مورد مطالعه را نشان می‌دهد.

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (جغرافیا)

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۸۹



**نگاره ۱: موقعیت حوضه آبخیز
کرخه و زیرحوضه‌های مورد
مطالعه**

استخراج عامل‌ها بر اساس روش تجزیه مؤلفه‌های اصلی (PCA)^۱ بوده است. در این روش متغیرها در عامل‌هایی قرار می‌گیرند، به طوری که از عامل اول به عامل‌های بعدی در صد واریانس کاهش می‌یابد، از این رو متغیرهایی که در عامل‌های اولی قرار می‌گیرند، واریانس بیشتری داشته و تأثیرگذارترین هستند (زارع چاهوکی، ۱۳۹۹).

۴-۲- روش خوشبندی فازی
روش‌های تفکیکی به دو بخش خوشبندی سخت و خوشبندی فازی تقسیم می‌شوند. روش خوشبندی سخت منجر به تشکیل نتایج قطعی می‌شود و هر داده به یک و فقط یک خوشه نسبت داده می‌شود که اعضای درون یک خوشه صرفاً به آن خوشه تعلق دارند، در حالی که در خوشبندی فازی، یک تفکیک فازی صورت می‌گیرد به این معنی که هر داده با یک درجه تعلق به هر خوشه متعلق است. نظریه مجموعه‌های فازی بر منطق فازی (چند ارزشی) استوار بوده و اساساً به منظور اقدام در شرایط ابهام گردیده

شده (mm/hr) و ماکریم عمق ریشه دوانی در پروفیل خاک (cm) از نقشه خاک فائق استخراج شده و به عنوان شاخص‌هایی جهت خوشبندی حوضه‌ها استفاده شدند.

۳-۲- تحلیل عاملی

تحلیل عاملی از جمله روش‌های چند متغیره است که در آن، متغیرهای مستقل و وابسته مطرح نیست؛ زیرا این روش جزء تکنیک‌های هم وابسته محسوب می‌گردد و کلیه متغیرها نسبت به هم وابسته‌اند. مسئله اساسی تعیین این مطلب است که آیا تعداد زیادی متغیر اصلی را می‌توان به مجموعه کوچکتری از متغیرها، با کمترین میزان ریزش اطلاعات تبدیل کرد؟ به عبارت دیگر، تحلیل عاملی می‌خواهد داده‌های پیچیده را با توصیف آنها بر حسب تعداد کمتری متغیر ساده‌سازی کند (Sewell, 2007). هدف اصلی تحلیل عاملی تلخیص تعداد زیادی از متغیرها در تعداد محدودی از عامل‌ها می‌باشد، بطوری که کمترین میزان از دست رفتن اطلاعات رخ دهد. در این تحقیق

1. Principal Component Analysis

جدول ۱: لیست شاخص‌های مورفولوژیکی

واحد	تعریف علائم	فرمول	نام شاخص
Km ²	-	-	سطح حوضه (A)
Km	-	-	محیط حوضه (P)
Km	: سطح حوضه A	$L_b = 1.312A^{0.568}$	طول حوضه (L _b)
-	: سطح حوضه A، L _b : حداقل طول حوضه	$R_f = \sum A/L_b^2$	ضریب فرم حوضه (R _f)
-	: محیط حوضه A، سطح حوضه P، ظ: عدد پیر	$Cc = P / 2\sqrt{A\pi}$	ضریب فشردگی (C _c)
-		$Rc = 12.57A/P^2$	کرویت حوضه (R _c)
-	: سطح حوضه A، L _b : حداقل طول حوضه	$Re = \sqrt{A/\pi} / L_b$	کشیدگی حوضه (R _e)
-		$Bs = L_b^2/A$	شکل حوضه (B _s)
Km	: طول هر آبراهه	$L = \sum l$	طول آبراهه‌ها (L)
Km	: کل طول آبراهه‌ها، N: تعداد آبراهه‌ها	$L_m = \sum L/N$	میانگین طول شبکه زهکشی (L _m)
Km ⁻¹	: کل طول آبراهه‌ها، A: سطح حوضه	$D_d = \sum L/A$	تراکم زهکشی (D _d)
Km ⁻²	: تعداد آبراهه‌ها، N: سطح حوضه	$D_f = \sum N/A$	فراوانی آبراهه‌ها (D _f)
-	: میانگین طول شبکه زهکشی، L _m : حداقل طول حوضه	$S_i = L_m/L_b$	شاخص پیچان‌رودی (سینوزیتی) (S _i)
Km ⁻¹	: تعداد آبراهه‌ها، P: محیط حوضه	$T = \sum N/P$	نسبت بافت (T)
Km	: تراکم زهکشی D _d	$L_o = 0.5/D_d$	طول جریان سطحی (L _o)
-	: کل پستی و بلندی، D _d : تراکم زهکشی	$Rn = T_r * D_d$	تعداد پستی و بلندی (R _n)
hr	: کل پستی و بلندی، L _b : حداقل طول حوضه	$T_c = (0.885 * L_b^3 / T_r) 0.385$	زمان تمرکز (T _c)
m	: ارتفاع حداقل حوضه، H _{max} : ارتفاع حداقل حوضه، H _{min} : ارتفاع حداقل حوضه، L _b : حداقل طول حوضه	$Tr = H_{max} - H_{min}$	کل پستی و بلندی (T _r)
-		$Rr = (H_{max} - H_{min}) / L_b$	نسبت پستی بلندی (R _r)
%	-	-	شب
-	: مساحت ویژه حوضه، δ: درجه شب	$TWI = \ln(As/tan\delta)$	شاخص رطوبت توپوگرافی (TWI)

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (جغرافیا)

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۹۱

تابع هدف روابط ۳ و ۴ را خواهیم داشت:

$$u_{ik} = \frac{1}{\sum_{j=1}^c \left(\frac{d_{ik}}{d_{jk}} \right)^{2/(m-1)}} \quad (3)$$

$$v_i = \frac{\sum_{k=1}^n u_{ik}^m x_k}{\sum_{k=1}^n u_{ik}^m} \quad (4)$$

- با استفاده از دو فرمول محاسبه شده مراحل الگوریتم خوشبندی c میانگین فازی بصورت زیر می‌باشد:
- ۱- مقداردهی اولیه برای c و U^0 . خوشبندی اولیه حدس زده می‌شوند.
 - ۲- مراکز خوشبندی محاسبه شوند (محاسبه v_1).
 - ۳- محاسبه ماتریس تعلق از روی خوشبندی محاسبه شده در مرحله ۲.
 - ۴- اگر $\epsilon \leq \|U^{l+1} - U^l\|$ الگوریتم خاتمه می‌یابد و در غیر این صورت از مرحله ۲ الگوریتم تکرار می‌شود.

۵-۲- استانداردسازی داده‌ها

جهت پرهیز از تأثیر واحدهای اندازه‌گیری و عدم وابستگی به آنها، داده‌های استخراج شده استاندارد می‌شوند، در این صورت متغیرها تأثیر غیرمتجانسی بر اندازه‌گیری فاصله نخواهند داشت. بنابراین در این مطالعه متغیرها بین صفر و یک استاندارد شدند.

۶-۲- شاخص‌های ارزیابی تعداد بهینه خوشبندی
 یکی از مهمترین مسایل در خوشبندی انتخاب تعداد خوشبندی مناسب می‌باشد. شرایط مناسب بودن تعداد خوشبندی زمانی ایجاد می‌شود که نمونه‌های موجود در یک خوشبندی تا حد امکان شبیه به یکدیگر باشند؛ همچنین نمونه‌های متعلق به خوشبندی‌های مختلف تا حد امکان با یکدیگر نامشابه باشند (به عبارتی خوشبندی‌ها باید ماقریزم فشردگی را داشته باشند و تا حد امکان جدایی آنها نیز زیاد باشند).

است. در شرایط واقعی خوشبندی فازی بسیار طبیعی تر از خوشبندی سخت است، چون داده‌های موجود در مرز خوشبندی مختلف مجبور به تعلق کامل به یکی از خوشبندی‌ها نیستند و با درجه تعلقی بین صفر تا یک (که نشان‌دهنده تعلق نسبی آنهاست) تفکیک می‌شوند (بابایی و فیضی، ۱۳۸۳). کاربردی ترین الگوریتم خوشبندی فازی، الگوریتم c-mean می‌باشد که در این الگوریتم برای خوشبندی n داده در c دسته، یک تابع هدف به صورت رابطه (۱) تعریف می‌شود:

$$\text{تابع هدف: } J_m = \sum_{i=1}^c \sum_{k=1}^n u_{ik}^m \|x_k - v_i\|^2 \quad (1)$$

در رابطه (۱) m یک عدد حقیقی بزرگتر از یک است که در اکثر موارد برای m عدد ۲ انتخاب می‌شود. اگر در فرمول فوق m را برابر یک قرار دهیم تابع هدف خوشبندی c میانگین (کلاسیک) غیرفازی بدست می‌آید. در فرمول فوق x_k نمونه k و v_i نماینده یا مرکز خوشبندی i و n تعداد نمونه‌ها می‌باشد. u_{ik} میزان تعلق نمونه i در خوشبندی k را نشان می‌دهد. علامت $\|\cdot\|$ میزان تشابه (فاصله) نمونه با (از) مرکز خوشبندی می‌باشد که می‌توان از هر تابعی که بیانگر تشابه نمونه و مرکز خوشبندی باشد استفاده کرد. از روی u_{ik} می‌توان یک ماتریس U تعریف کرد که دارای c سطر و n ستون می‌باشد و مؤلفه‌های آن هر مقداری بین ۰ تا ۱ را می‌توانند اختیار کنند. اگر تمامی مؤلفه‌های ماتریس U بصورت ۰ و ۱ باشند الگوریتم مشابه c میانگین کلاسیک خواهد بود. با اینکه مؤلفه‌های ماتریس U می‌توانند هر مقداری بین ۰ تا ۱ را اختیار کنند اما مجموع مؤلفه‌های هر یک از ستون‌ها باید برابر ۱ باشد و داریم:

$$\sum_{i=1}^c u_{ik} = 1, \forall k = 1, \dots, n \quad (2)$$

معنای این شرط این است که مجموع تعلق هر نمونه به c خوشبندی باید برابر ۱ باشد. برای بدست آوردن فرمول های مربوط به u_{ik} و v_i باید تابع هدف تعریف شده را مینیمیم کرد. با استفاده از شرط فوق و برابر صفر قرار دادن مشتق

اراضی و خاک در فرآیند خوشبندی بهره برد. با توجه به اینکه مقادیر آماره KMO برای شاخص‌های مورفولوژیکی، کاربری اراضی و خاک به ترتیب برابر با 0.71 ، 0.69 و 0.76 شدند، پس داده‌ها برای تحلیل عاملی مناسب هستند (Choubin et al., 2014). برای تعیین تعداد بهینه مؤلفه‌ها از مقدار ویژه^۳ استفاده شد. عامل‌هایی که دارای مقدار ویژه بزرگتر از یک هستند، به عنوان عوامل مهمی که بیشترین نقش را در تبیین واریانس دارند انتخاب شدند.

نتایج تحلیل عاملی برای شاخص‌های مورفولوژیکی (جدول ۲) نشان داد که ۴ عامل مقادیر ویژه بزرگتر از یک را دارا می‌باشند، که در مجموع ۸۲ درصد واریانس را به خود اختصاص می‌دهند. بنابراین بعد از چرخش Varimax از بین شاخص مورفولوژیکی، شاخص‌های سطح حوضه، کشیدگی حوضه، میانگین طول زهکش‌ها، کل پستی و بلندی شاخص‌هایی بودند که دارای بار عاملی بیشتری بودند و به عنوان متغیرهای نهایی از بین شاخص‌های مورفولوژیکی انتخاب شدند (جدول ۳). این درحالی است که نتایج تحلیل عاملی برای شاخص‌های کاربری اراضی (جدول ۲) نشان داد که سه عامل مقادیر ویژه بزرگتر از یک را دارا می‌باشند، که در مجموع ۷۸/۷۲ درصد واریانس را به خود اختصاص می‌دهند. از بین شاخص کاربری اراضی، شاخص‌های درصد سطح مرتع، درصد سطح اراضی کشاورزی و درصد سطح اراضی بایر دارای بار عاملی بیشتری بودند، که نهایتاً به عنوان متغیرهای نهایی از بین شاخص‌های کاربری اراضی انتخاب شدند (جدول ۳).

هم‌چنین نتایج تحلیل عاملی برای شاخص‌های خاک (جدول ۲) نشان داد که دو عامل مقادیر ویژه بزرگتر از یک را دارا می‌باشند، که در مجموع ۸۲ درصد واریانس را به خود اختصاص می‌دهند. از بین شاخص‌های خاک، شاخص ظرفیت آب موجود در لایه خاک و شاخص هدایت هیدرولیکی اشباع شده دارای بار عاملی بیشتری بودند، که نهایتاً به عنوان متغیرهای نهایی از بین شاخص‌های خاک انتخاب شدند (جدول ۳). بنابراین طبق نتایج تحلیل عاملی

در این مطالعه برای ارزیابی عملکرد بهینه خوشبندی فازی از تابع ارزیابی ضریب افزار^۱ (V_{PC}) و تابع ارزیابی آنتروپی افزار^۲ (V_{PE}) استفاده شد (ترتیب روابط ۵ و ۶، ۱۹۷۴، Bezdek). رابطه (۵)

$$V_{PC} = \frac{1}{n} \left(\sum_{k=1}^n \sum_{i=1}^c u_{ik}^2 \right)^2 \quad (6)$$

مقدار تابع V_{PC} بین $0/1$ و 1 می‌باشد که هر چه این مقدار به 1 نزدیکتر باشد خوشبندی بهتر است. در حالی که مقدار تابع V_{PE} بین 0 تا $\log_2 c$ می‌باشد. نکته قابل توجه در مورد V_{PE} این است که زمانی که PC برابر باشد PE برابر 0 خواهد بود و در این حالت خوشبندی معادل خوشبندی کلاسیک است. اگر PC برابر $1/c$ باشد PE برابر $\log_2 c$ خواهد بود که در این حالت خوشبندی در فازی‌ترین حالت خود خواهد بود. از طرف دیگر باید برای رسیدن به حالت خوشبندی مطلوب PC ماکریم و PE مینیمم شود. بنابراین در خوشبندی‌های فازی سعی می‌شود تا خوشبندی‌ها به خوشبندی‌های کلاسیک نزدیکتر باشند و نمونه‌ها با تعلق زیاد به خوشبندی‌ها نسبت داده شوند.

۳- نتایج

۱-۳- نتایج تحلیل عاملی

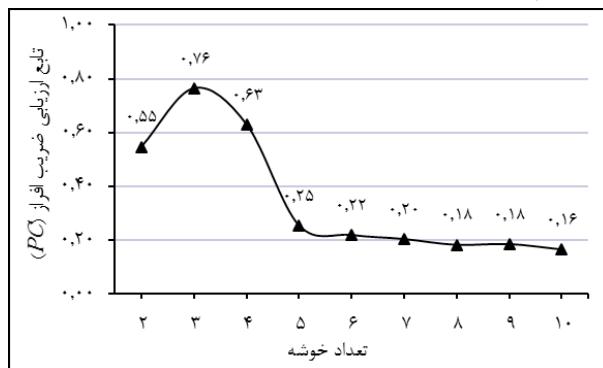
هدف اصلی استفاده از تحلیل عاملی تلخیص تعداد زیادی از متغیرها در تعداد محدودی از عامل‌ها می‌باشد، بطوریکه کمترین میزان از دست رفتن اطلاعات را داشته باشیم. فرآیند تلخیص داده‌ها بر روی شاخص‌های مورفولوژیکی، کاربری اراضی و خاک بطور جداگانه صورت گرفت تا بتوان از هر سه نوع شاخص‌های مورفولوژیکی، کاربری

^۱-Partition Coefficient

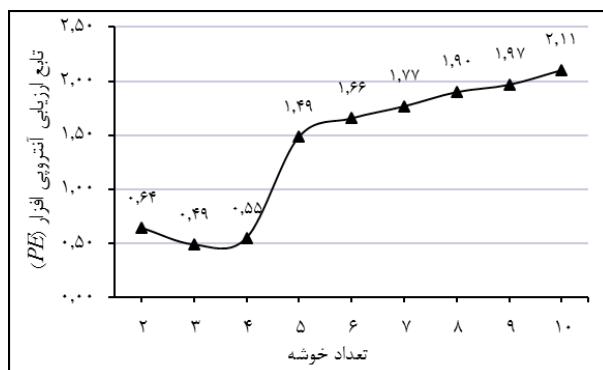
^۲- Partition Entropy

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (میر)
گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۹۳

فازی را در ۳ خوشه نشان می‌دهد. در این جدول دسته‌بندی زیر‌حوضه‌ها به همراه درصد تعلق هر یک از زیر‌حوضه‌ها به دسته مربوطه ارائه شده است.



نگاره ۲: تابع ارزیابی ضریب افزار (PC) برای تعیین تعداد خوشه بهینه



نگاره ۳: تابع ارزیابی آنتروپی افزار (PE) برای تعیین تعداد خوشه بهینه

نگاره ۴ پهن‌بندی زیر‌حوضه‌های کرخه به شیوه تحلیل فازی بر اساس مشابهت متغیرهای فیزیکی را در ۳ گروه همگن نشان می‌دهد. همانطور که مشخص است مناطق شمال شرقی و بخش‌هایی از مناطق مرکزی در گروه ۱، مناطق شمال غربی-جنوب شرقی به همراه مناطق جنوبی در گروه ۲، مناطق مرکزی و بخش‌هایی از مناطق جنوب غربی در خوشه ۳ قرار گرفته‌اند. بنابراین با توجه به نگاره ۴ مناطق همگن از نظر خصوصیات فیزیکی (پارامترهای مورفولوژیکی، نوع کاربری اراضی و خاک) حوضه آبخیز کرخه مشخص شد.

برای شاخص‌های مورفولوژیکی، کاربری اراضی و خاک نهایتاً ۹ شاخص (شامل چهار شاخص مورفولوژیکی، سه شاخص کاربری اراضی و دو پارامتر خاک) جهت خوشبندی زیر‌حوضه‌های آبخیز کرخه انتخاب شدند که در جدول ۳ مقادیر بار عاملی بعد از چرخش Varimax برای این شاخص‌ها ارائه شده است.

جدول ۲: درصد واریانس و مقادیر ویژه عامل‌های مختلف برای شاخص‌های فیزیکی-مکانی

نوع شاخص	مؤلفه‌ها	مقدار ویژه	درصد واریانس	درصد واریانس تجمعی
مورفولوژیکی	۱	۰/۳۵	۳۹/۷۵	۳۹/۷۵
	۲	۴/۷۲	۲۲/۴۸	۶۲/۲۴
	۳	۲/۴۹	۱۱/۸۵	۷۴/۰۹
	۴	۱/۶۶	۷/۹۲	۸۲/۰۲
	۱	۱/۹۶	۳۲/۷۵	۳۲/۷۵
	۲	۱/۶۴	۲۷/۲۹	۶۰/۰۴
	۳	۱/۱۲	۱۸/۶۸	۷۸/۷۲
	۱	۳/۹۰	۴۸/۶۹	۴۸/۶۹
	۲	۲/۶۷	۲۳/۳۲	۸۲/۰۲
کاربری اراضی				
خاک				

۲-۳- نتایج خوشبندی فازی

پس از مشخص شدن تعداد متغیرهای نهایی، جهت آماده سازی داده‌ها برای خوشبندی فازی، داده‌های محاسبه شده این متغیرها برای زیر‌حوضه‌ها بین ۰ تا ۱ نرمال شدند. برای خوشبندی فازی (FCM) از نرم افزار Matlab_R2013a استفاده شد. جهت تعیین تعداد خوشه‌های بهینه از تابع ارزیابی ضریب افزار (V_{PC}) و تابع ارزیابی آنتروپی افزار (V_{PE}) استفاده شد. برای رسیدن به حالت خوشبندی مطلوب باید PC ماقزیم و PE مینیمم شود. از طریق سعی و خطأ از بین ۱۰ خوشه مورد بررسی، تعداد بهینه خوشه‌ها برابر با ۳ خوشه انتخاب گردید. نگاره‌های ۲ و ۳ به ترتیب تابع ارزیابی ضریب افزار (V_{PC}) و تابع ارزیابی آنتروپی افزار (V_{PE}) را برای تعیین تعداد خوشه بهینه نشان می‌دهد. همانطور که مشخص است، در تعداد خوشه برابر با ۳، PC ماقزیم و PE مینیمم است (به ترتیب برابر با ۰/۷۶ و ۰/۴۹). جدول ۴ نتایج خوشبندی

جدول ۳: مقادیر بار عاملی بعد از چرخش Varimax برای شاخص‌های فیزیکی-مکانی

شاخص‌های خاک انتخابی	بار عاملی	علامت	شاخص‌های کاربری اراضی انتخابی	بار عاملی	علامت	شاخص‌های مورفولوژیکی انتخابی
ظرفیت آب موجود در لایه خاک	۰/۹۵۹	sol_awc	درصد سطح مرانع	۰/۹۵۴	A	سطح حوضه
هدایت هیدرولیکی اشباع شده	۰/۹۵۳	sol_k	درصد سطح اراضی کشاورزی	۰/۹۳۹	R _e	کشیدگی حوضه
-	-	-	درصد سطح اراضی بایر	-۰/۹۰۱	L _m	میانگین طول زهکش‌ها
-	-	-	-	۰/۸۹۵	T _r	کل پستی و بلندی

جدول ۴: تفکیک زیرحوضه‌ها به روش فازی در سه حوضه

متغیرهای فیزیکی-مکانی

درصد تعلق	خوشه	زیرحوضه	درصد تعلق	خوشه	زیرحوضه
۰/۴۹	۲	SW20	۰/۷۳	۲	SW1
۰/۵۱	۲	SW21	۰/۹۰	۲	SW2
۰/۹۱	۳	SW22	۰/۹۴	۳	SW3
۰/۷۴	۲	SW23	۰/۹۴	۱	SW4
۰/۵۴	۳	SW24	۰/۶۳	۱	SW5
۰/۸۶	۳	SW25	۰/۴۵	۳	SW6
۰/۹۴	۱	SW26	۰/۰۹	۲	SW7
۰/۷۶	۱	SW27	۰/۹۲	۲	SW8
۰/۴۴	۱	SW28	۰/۸۲	۲	SW9
۰/۵۷	۲	SW29	۰/۵۸	۲	SW10
۰/۹۱	۳	SW30	۰/۷۹	۲	SW11
۰/۹۷	۱	SW31	۰/۷۴	۳	SW12
۰/۸۱	۱	SW32	۰/۶۸	۳	SW13
۰/۹۰	۱	SW33	۰/۶۲	۳	SW14
۰/۷۶	۱	SW34	۰/۷۵	۲	SW15
۰/۹۰	۳	SW35	۰/۸۸	۳	SW16
۰/۸۶	۱	SW36	۰/۶۹	۲	SW17
۰/۸۱	۱	SW37	۰/۴۶	۲	SW18
۰/۹۱	۱	SW38	۰/۶۴	۲	SW19

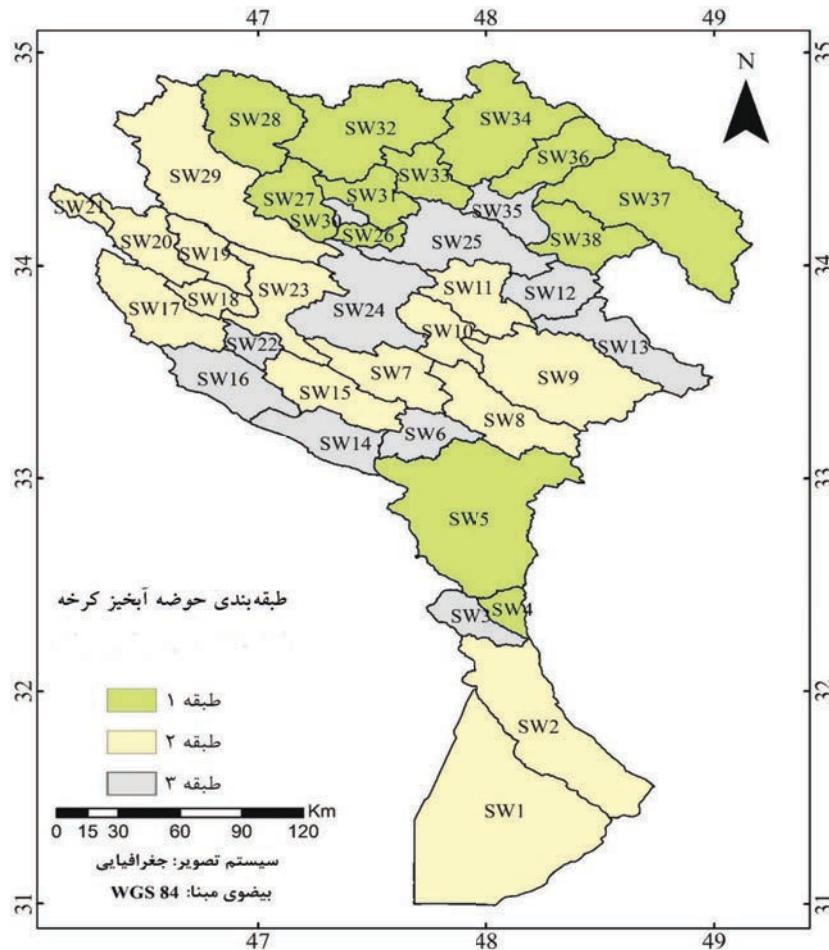
۴- بحث و نتیجه‌گیری

رویکرد ارائه شده در این تحقیق کاربرد متغیرهای فیزیکی در یک ناحیه وسیع جهت طبقه‌بندی زیرحوضه‌های آبخیز کرخه بوده است. خصوصیات مورفولوژیکی، نوع کاربری اراضی و خاک در حوضه‌ها استخراج شدند و با استفاده از روش فازی ۳۸ زیرحوضه مطالعاتی در سه گروه همگن قرار گرفت.

برای دست‌یابی به مناطق همگن، ازتابع ارزیابی ضربی افزار و تابع ارزیابی آنتروپی افزار استفاده شد و تعداد بهینه خوشه‌ها با توجه به مقادیر شاخص‌های ارزیابی تعیین گردید. در گروه یک، ۱۲ زیرحوضه (شامل زیرحوضه‌های ۴، ۵، ۲۶، ۲۷، ۲۸، ۳۰، ۳۱، ۳۲، ۳۳، ۳۴، ۳۶، ۳۷ و ۳۸) قرار گرفتند که در مناطق شمال شرقی و بخش‌هایی از مناطق مرکزی حوضه کرخه قرار گرفته‌اند. در گروه دو، ۱۵ زیرحوضه (شامل زیرحوضه‌های ۱، ۲، ۷، ۸، ۹، ۱۰، ۱۱، ۱۵، ۱۷، ۱۸، ۱۹، ۲۰، ۲۱، ۲۲، ۲۳ و ۲۴) قرار گرفتند که مناطق شمال غربی-جنوب شرقی به همراه مناطق جنوبی را شامل می‌شوند. در گروه سه، ۱۱ زیرحوضه (شامل زیرحوضه‌های ۶، ۷، ۱۲، ۱۳، ۱۴، ۱۶، ۲۲، ۲۴، ۲۵، ۳۰ و ۳۵) قرار دارد که مناطق مرکزی و بخش‌هایی از مناطق جنوب غربی حوضه کرخه را دربر می‌گیرند.

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (جغرافیا)

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۹۵



نگاره ۴: پهنه‌بندی زیرحوضه‌های کرخه
به شیوه تحلیل فازی بر اساس مشابهت
متغیرهای فیزیکی

گروه همگن از حوضه‌های آبخیز را جهت تحلیل منطقه‌ای آبدهی رودخانه‌های مرکزی ایران تشخیص دادند. Ssegane و همکاران (۲۰۱۲) نیز با استفاده از خصوصیات فیزیکی و هیپسومتری آبخیزها و با کمک الگوریتم خوشبندی k-mean حوضه‌های مشابه را در سه منطقه از آمریکا خوشبندی کردند. Latt و همکاران (۲۰۱۴) بر طبق خصوصیات فیزیوگرافی و با استفاده از روش خوشبندی k-means چهار منطقه همگن را در میانمار تشخیص دادند. آنالیز ویژگی‌های فیزیکی-مکانی حوضه آبخیز درک بهتری از شرایط مورفولوژیکی و فیزیکی فراهم می‌کند. این ویژگی‌ها در حوضه‌های فاقد آمار مهمترین نقش را در برآوردهای هیدرولوژی دارند. تعیین و تشخیص شباهت بین زیرحوضه‌های آبخیز فاقد آمار، با ویژگی‌های فیزیکی مشابه، کمک می‌کند که عملیات حفاظت آب و خاک به

مقایسه نتایج این مطالعه با تحقیقات پیشین حاکی از آن است که مطالعات قبلی بیشتر از روش‌های خوشبندی سخت جهت طبقه‌بندی آبخیز استفاده کرده‌اند و کمتر به روش فازی پرداخته شده است. با این حال در راستای این پژوهش، تحقیقات پیشین نیز توانستند به‌طور موفقیت‌آمیزی گروه‌بندی آبخیز را با استفاده از شاخص‌های فیزیکی و روش‌های خوشبندی مختلف انجام دهند (دارابی و همکاران، ۱۳۹۱؛ اسلامی و همکاران، ۱۳۹۳؛ Ssegane et al., ۲۰۱۲؛ Latt et al., ۲۰۱۴). دارابی و همکاران (۱۳۹۱) با به کار بردن تکنیک‌های خوشبندی چند میانگینی و روش سلسه‌مراتبی، و با استفاده از ۱۰ پارامتر موفور‌متريک، ۲۴ زير‌حوضه از حوضه آبخیز پل دوا آب شازند را در پنج گروه همگن طبقه‌بندی کردند. اسلامی و همکاران (۱۳۹۳) با استفاده از آزمون تحلیل خوشه‌ای و با توجه به پارامترهای مورفو‌متري، سه

۵- منابع و مأخذ

- ۱- اسلامی، پرهمت، ابراهیمی؛ علیرضا، جهانگیر، نادرقلی؛ (۱۳۹۳). تحلیل منطقه‌ای آبدهی رودخانه‌های مرکزی ایران. نشریه علمی-پژوهشی مهندسی و مدیریت آبخیز، دوره ۶، شماره ۱، ص. ۸۲-۷۴.
- ۲- بابایی‌روچی، فیضی؛ غلامرضا، آوات؛ (۱۳۸۳). رده‌بندی استان‌های کشور بر مبنای شاخص‌های بهداشتی و جمعیتی به کمک تکنیک آماری خوشبندی فازی. نشریه حکیم، دوره ۷، شماره ۴، ص. ۱-۶.
- ۳- تلوری، اسلامی؛ عبدالحسین، علیرضا؛ (۱۳۸۲). روش‌های برآورد جریان حداکثر لحظه‌ای سیل در حوضه‌های شمال کشور. پژوهش و سازندگی، دوره ۱۶، شماره ۱، ص ۲-۱۳.
- ۴- دارابی، سلیمانی، شاهدی، میریعقوبزاده؛ حمید، کریم، کاکا، میرحسن؛ (۱۳۹۱). طبقه‌بندی زیرحوضه‌ها بر اساس پارامترهای مورفومتریک با استفاده از تحلیل‌های خوشباز در حوضه آبخیز پل دوآب شازند. نشریه دانش آب و خاک، دوره ۲۲، شماره ۴، ص. ۱۹۹-۲۱۱.
- ۵- زارع چاهوکی، محمدعلی؛ تجزیه و تحلیل داده‌ها در پژوهش‌های منابع طبیعی با نرم‌افزار SPSS. (۱۳۸۹). انتشارات جهاد دانشگاهی واحد تهران، ص. ۱۷۱-۱۶۱.
- ۶- عطایی، شیران؛ هوشمند، مهناز؛ (۱۳۹۰). شناسایی زیرحوضه‌های هیدرولوژیکی همگن از نظر عوامل رئومورفولوژیک مؤثر بر سیالاب با استفاده از تحلیل خوشباز (مطالعه موردی: دشت کرون)، مجله جغرافیا و برنامه‌ریزی محیطی، دوره ۴۲، شماره ۲، ص. ۷۹-۹۸.
- ۷- وزارت نیرو، (۱۳۸۳). مطالعات پتانسیل‌بایی و پایه طرح نیروگاه‌های بر قابی متوسط در حوضه‌های آبریز دز، کارون و کرخه، گزارش مطالعات پایه حوضه کرخه: هواشناسی، جلد ۵-۲.
- 8- Bardossy, A. (2007). Calibration of hydrological model parameters for ungauged catchments. *Hydrology and Earth System Sciences*, 11(2), 703-710.
- 9- Beven, K. J. (2000). Uniqueness of place and process representations in hydrological modelling. *Hydrology*

عنوان روشنی برای اجرای هماهنگ در بین زیرحوضه‌ها انجام شود. منطقه مورد مطالعه به علت وسعت زیاد و همچنین کمبود اعتبارات لازم جهت اجرای عملیات آبخیزداری، نیازمند زمان زیادی می‌باشد. بنابراین تحقیق حاضر با هدف همگن‌بندی حوضه‌های آبخیز بوده است، بطوری که بتوان زیرحوضه‌هایی که از نظر پارامترهای فیزیکی به هم شباهت ذاتی دارند را در گروه‌های مشابه، خوشبندی کرد. از این‌رو حوضه‌هایی که در یک گروه قرار می‌گیرند، از نظر صفات استفاده شده در گروه‌بندی اختلاف معنی‌داری بین آنها وجود ندارد. به این ترتیب می‌توان عملیات حفاظتی و آبخیزداری را در یکی از زیرحوضه‌ها که شرایط بدی را نسبت به دیگر نقاط دارد، انجام داد و در نهایت این عملیات را به زیرحوضه‌های هم‌گروه تجویز کرد. بنابراین انجام چنین کاری ضمن کاهش حجم داده‌ها، سبب صرفه‌جویی در زمان و هزینه‌ها در منطقه مورد مطالعه خواهد شد. از این‌رو همان‌طور که عطایی و شیران (۱۳۹۰) و دارابی و همکاران (۱۳۹۱) بیان کردند، این نوع خوشبندی موجب اجرای ساده‌تر و بهتر عملیات مدیریتی و حفاظتی در مناطقی با ویژگی‌های مشابه می‌شود. در نهایت ۳ گروه پیشنهاد شده توسط این مطالعه می‌تواند به منظور اجرای عملیات حفاظتی توسط مدیران و برنامه‌ریزان اولویت‌بندی شده و تصمیم‌گیری بر اساس اولویت‌ها به مرحله اجراء درآید.

طبقه‌بندی حوضه شروع و پایان تحقیق در زمینه آبخیز نیست، بلکه تنها وسیله‌ای در جهت دستیابی به اهداف گستردere بر برنامه‌ریزی و مدیریت منابع آب، محیط زیست، اکوسیستم، و دیگر سیستم‌های زمین و منابع است. با این وجود، طبقه‌بندی آبخیز قطعاً این امکان را فراهم می‌کند تا حوضه مؤثرتر و کارآمدتر مطالعه شود و استراتژی‌های مناسب‌تر توسعه یابد؛ به عبارت ساده‌تر موجب توسعه مدل، تعیین در روش مدل‌سازی، و بهبود ارتباطات در جامعه هیدرولوژیکی و سایر رشته‌ها (تا آنچه که ممکن است) می‌شود (Sivakumar and Singh, 2012).

فصلنامه علمی - پژوهشی اطلاعات جغرافیایی (جغرافیا)

گروه‌بندی حوضه آبخیز کرخه براساس شاخص‌های فیزیکی ... / ۹۷

- 21- He, C. S., & DeMarchi, C. (2010). Modeling spatial distributions of point and nonpoint source pollution loadings in the Great Lakes Watersheds. International Journal of Environmental Science and Engineering, 2(1), 24-30.
- 22- Hundecha, Y., Ouarda, T. B., & Bárdossy, A. (2008). Regional estimation of parameters of a rainfall runoff model at ungauged watersheds using the “spatial” structures of the parameters within a canonical physiographic climatic space. Water Resources Research, 44(1).
- 23- Kahya, E., Kalayci, S., & Piechota, T. C. (2008). Streamflow regionalization: case study of Turkey. Journal of Hydrologic Engineering, 13(4), 205-214.
- 24- Kult, J. (2013). Regionalization of hydrologic response in the Great Lakes basin: Considerations of temporal variability (Doctoral dissertation, The University of Wisconsin-Milwaukee).
- 25- Latt, Z.Z., Wittenberg, H., & Urban, B. (2014). Clustering Hydrological Homogeneous Regions and Neural Network Based Index Flood Estimation for Ungauged Catchments: an Example of the Chindwin River in Myanmar. Water Resource Management. DOI 10.1007/s11269-014-0851-4.
- 26- McIntyre, N., Lee, H., Wheater, H., Young, A., & Wagener, T. (2005). Ensemble predictions of runoff in ungauged catchments. Water Resources Research, 41(12), W12434.
- 27- Nathan, R. J., & McMahon, T. A. (1990). Evaluation of automated techniques for base flow and recession analyses. Water Resources Research, 26(7), 1465-1473.
- 28- Omernik, J. M., & Bailey, R. G. (1997). Distinguishing between watersheds and ecoregions. Journal of the American Water Resources Association, 33(5), 935-949.
- Omernik, J. M., & Griffith, G. E. (1991). Ecological regions versus hydrologic units: frameworks for managing water quality. Journal of Soil and Water Conservation, 46(5), 334-340.
- 29- Rao, A. R., & Srinivas, V. V. (2006). Regionalization of watersheds by hybrid-cluster analysis. Journal of Hydrology, 318(1), 37-56.
- 30- Razavi, T., & Coulibaly, P. (2013). Classification and Earth System Sciences, 4(2), 203-213.
- 10- Bezdek, J.C. (1974), Cluster validity with fuzzy sets. J. Cybernetics 3, 58–73.
- 11- Bloeschl, G. (2009, December). The PUB report-gauging the status of predictions in ungauged catchments. In AGU Fall Meeting Abstracts (Vol. 1, p. 10).
- 12- Castellarin, A., Burn, D.H., & Brath, A. (2008). Homogeneity testing: How homogeneous do heterogeneous cross-correlated regions seem? Journal of Hydrology, 360(1), 67-76.
- 13- Castiglioni, S., L. Lombardi, E. Toth, Castellarin, A., & Montanari, A. (2010). Calibration of rainfall-runoff models in ungauged basins: A regional maximum likelihood approach, Adv. Water Resour., 33, 1235–1242. DOI: 10.1016/j.advwatres.2010.04.009.
- 14- Cavadias, G. S., Ouarda, T. B., Bobée, B., & Girard, C. (2001). A canonical correlation approach to the determination of homogeneous regions for regional flood estimation of ungauged basins. Hydrological sciences journal, 46 (4), 499-512.
- 15- Chiang, S.M., Tsay, T.K., Nix, S.J. (2002a). Hydrologic regionalization of watersheds I: methodology development. J. Water Resour. Plan. Manage. 128, 3–11.
- 16- Chiang, S.M., Tsay, T.K., Nix, S.J. (2002b), Hydrologic regionalization of watersheds II: applications. J. Water Resour. Plan. Manage. 128, 12–20.
- 17- Choubin, B., Khalighi-Sigaroodi, S., Malekian, A., Ahmad, S., Attarod, P. (2014). Drought forecasting in a semi-arid watershed using climate signals: a neuro-fuzzy modeling approach. Journal of Mountain Science 11 (6): 1593–1605. DOI: 10.1007/s11629-014-3020-6.
- 18- Coulibaly, P., & Burn, D. H. (2005). Spatial and temporal variability of Canadian seasonal streamflows. Journal of Climate, 18(1), 191-210.
- 19- Feinstein, D.T., Hunt, R.J., & Reeves, H.W., (2010). Regional groundwater-flow model of the Lake Michigan Basin in support of Great Lakes Basin water availability and use studies: U.S. Geological Survey Scientific Investigations Report 2010-5109, 379 p.
- 20- Graf, W. L. (1999). Dam nation: A geographic census of American dams and their large scale hydrologic impacts. Water resources research, 35(4), 1305-1311.

landscape regions in the United States using geographic information system tools and multivariate statistical analyses. *Environmental Management*, 34(1), S71-S88.

40- Yadav, M., Wagener, T., & Gupta, H. (2007). Regionalization of constraints on expected watershed response behavior for improved predictions in ungauged basins. *Advances in Water Resources*, 30(8), 1756-1774.

- of Ontario watersheds based on physical attributes and streamflow series. *Journal of Hydrology*, 493, 81-94.
- 31- Sawicz, K., Wagener, T., Sivapalan, M., Troch, P. A., & Carrillo, G. (2011). Catchment classification: empirical analysis of hydrologic similarity based on catchment function in the eastern USA. *Hydrology and Earth System Sciences*, 15(9), 2895-2911.
- 32- Sellami, H., Jeunesse, I.L., Benabdallah, S., Baghdadi, N., & Vanclooster, M. (2014). Uncertainty analysis in model parameters regionalization: a case study involving the SWAT model in Mediterranean catchments (Southern France). *Hydrology and Earth System Sciences, Copernicus Publications*, 2393-2413.
- 33- Sewell, M. (2007). Kernel methods. London: University of London, Department of Computer Science.
- Sivakumar, B., & Singh, V. P. (2012). Hydrologic system complexity and nonlinear dynamic concepts for a catchment classification framework. *Hydrology and Earth System Sciences*, 16(11), 4119-4131.
- 34- Sivapalan, M., Takeuchi, K., Franks, S. W., Gupta, V. K., Karambiri, H., Lakshmi, V., ... & Oki, T. (2003). IAHS Decade on Predictions in Ungauged Basins (PUB), 2003–2012: Shaping an exciting future for the hydrological sciences. *Hydrological sciences journal*, 48(6), 857-880.
- 35- Ssegane, H., Tollner, E. W., Mohamoud, Y. M., Rasmussen, T. C., & Dowd, J. F. (2012). Advances in variable selection methods II: Effect of variable selection method on classification of hydrologically similar watersheds in three Mid-Atlantic ecoregions. *Journal of Hydrology*, 438, 26-38.
- 36- Wagener, T., Sivapalan, M., Troch, P., & Woods, R. (2007). Catchment classification and hydrologic similarity. *Geography Compass*, 1(4), 901-931.
- 37- Wardrop, D. H., Kentula, M. E., Stevens, D. L., Jensen, S. F., & Brooks, R. P. (2007). Assessment of wetland condition: an example from the Upper Juniata Watershed in Pennsylvania, USA. *Wetlands*, 27(3), 416-431.
- 38- Winter, T. C. (2001). THE CONCEPT OF HYDROLOGIC LANDSCAPES1.
- 39- Wolock, D. M., Winter, T. C., & McMahon, G. (2004). Delineation and evaluation of hydrologic-