



## مدلسازی داده‌های بارندگی در دشت مشهد با استفاده از تبدیلات موجک

### ۱. سمانه‌های عاملی ۲. حسین ثانی نژاد

۱. کارشناس شرکت آب منطقه‌ای خراسان رضوی (کارشناس ارشد)

[Saman\\_ameli@yahoo.com](mailto:Saman_ameli@yahoo.com)

۲. دانشیار، گروه مهندسی آب، دانشگاه فردوسی مشهد

[sanacain@gmail.com](mailto:sanacain@gmail.com)

### چکیده

الگوهای مناسب و با دقت قابل قبول برای فرایند بارش یکی از ابزارهای مهم در بخش‌های مختلف مدیریت منابع آب مانند آبخیزداری، مهار بحران کمبود آب و مدیریت سیلاب‌ها به شمار می‌رود. بنابراین انتخاب یک مدل مناسب که بتواند بر اساس عوامل تاثیرگذار، میزان بارندگی را به طور قابل قبولی پیش‌بینی کند، امری ضروری به نظر می‌رسد. یکی از روش‌های رایج در مدلسازی‌های بارش استفاده از سری‌های زمانی است.

باید توجه داشت که سیگنال‌های فرآیند‌های هیدرولوژیکی از جمله بارندگی عموماً غیر ایستا بوده و محدوده وسیعی از مقیاس‌های زمانی را شامل می‌شوند. با توجه به قابلیت‌های منحصر به فرد موجک‌ها در پردازش سیگنال‌ها، می‌توان از این تبدیلات برای دستیابی به مدل‌های پیش‌بینی دراز مدت دقیق‌تر بارندگی بهره جست. تبدیلات موجک قابلیت تجزیه سری زمانی به چند زیر سری زمانی با مقیاس مختلف را دارند. با بهره‌گیری از این قابلیت‌ها و با تحلیل زیر سری‌های زمانی، بارندگی دشت مشهد در قالب این تبدیلات مدلسازی شده است.

### واژه‌های کلیدی: تبدیلات موجک، رواناب، سری زمانی، مدلسازی بارش

### مقدمه

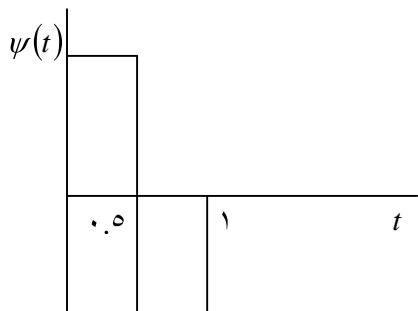
داده‌های هواشناسی همچون بارش باران و رواناب از اهمیت ویژه‌ای در مطالعه سیستم‌های آبی نظیر سدها، خطوط انتقال آب و سیستم‌های ذخیره سازی آب برخوردار است. طراحی این سیستم‌ها نیازمند تحقیق بر روی مجموعه گسترده‌ای از داده‌های است که از محل حوزه پیش‌بینی شده جهت استقرار طرح مذکور جمع آوری می‌شود. بدین منظور ایستگاه‌های هواشناسی در مناطق و دشت‌های گوناگون پیوسته در حال گسترش‌اند. با این وجود در حال حاضر در بسیاری از این ایستگاه‌ها داده کافی در دست نیست. این امر محققان را بر آن داشته است که با بکارگیری روش‌های ساختگی به توسعه داده‌های ایستگاه‌ها پردازند. در این مطالعه سعی بر آن شده تا با استفاده از روش نسبتاً جدید موجک به شیوه سازی این داده‌ها پردازیم. در پایان کلیه نتایج بدست آمده تحلیل شده است.



## آنالیزموجک

یک تابع پیوسته با میانگین صفر و واریانس متناهی موجک نام دارد (رائو و بوپاردیکار ۱۹۹۸). توابع موجک متعددی وجود دارند که از آن میان موجک هار، مورلت، شانون و کلاه مکزیکی را میتوان نام برد. یکی از ساده ترین موجک ها موجک هار است که به صورت زیر (شکل ۱) تعریف می شود:

$$\psi(t) = \begin{cases} 1 & 0 \leq t \leq 1/2 \\ -1 & 1/2 \leq t \leq 1 \\ 0 & \text{o.w} \end{cases} \quad (1)$$



شکل ۱ موجک هار

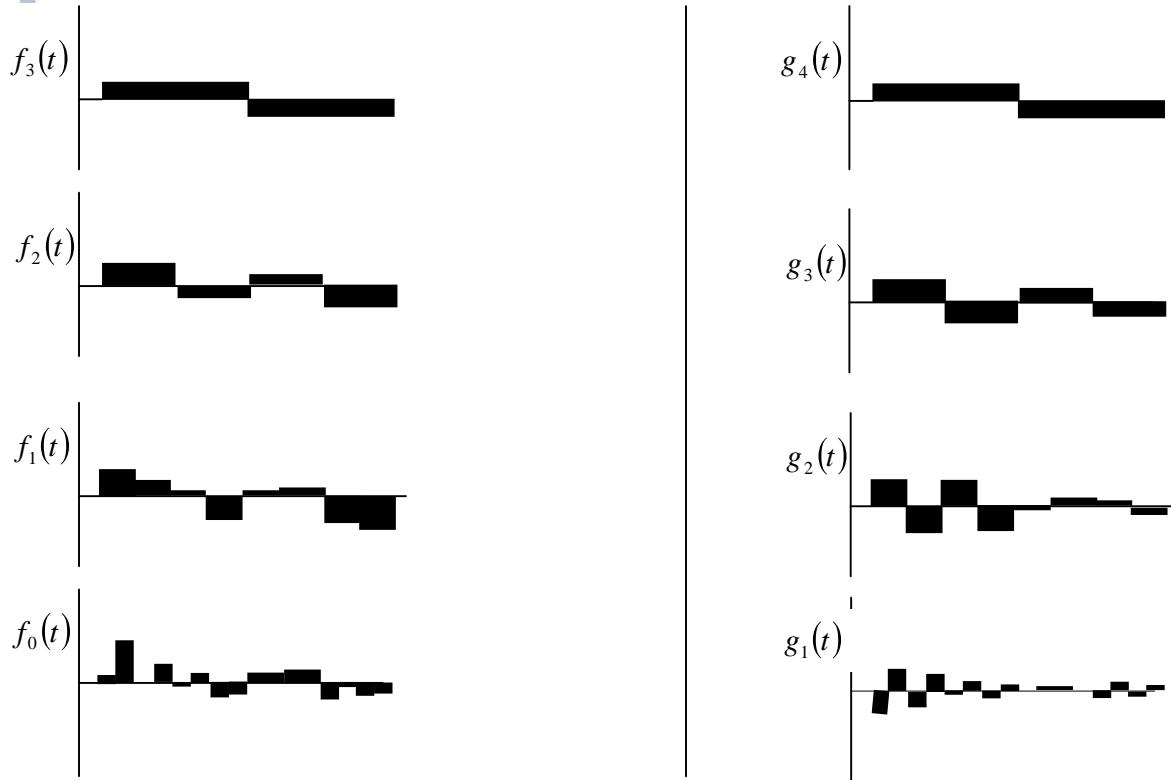
تبدیل موجک گسسته تابع  $f(t)$  به صورت زیر است:

$$d(k,l) = \int_{-\infty}^{\infty} f(t) 2^{-k/2} \psi(2^{-k}t - l) dt \quad (2)$$

که در آن  $k$  متغیر مقیاس و  $l$  متغیر انتقال و هر دو اعداد صحیح می باشند ( $k > 0$  و  $l < 0$ ) انقباض موجک را نشان می دهد.  $\psi(2^{-k}t - l)$  تابع موجک نام دارد. موجک ها از تبدیل مکان و زمان موجک مادر بدست می آید. تبدیل معکوس به شکل زیر است:

$$f(t) = \sum_{-\infty}^{+\infty} \sum_{-\infty}^{+\infty} d(k,l) 2^{-k/2} \psi(2^{-k}t - l) \quad (3)$$

در تحلیل چند ریزگی که اساس کار موجک هاست در ابتدا سیگنال مورد نظر تجزیه و سپس بازسازی می شود. در این مطالعه از موجک هار به دلیل سادگی آن استفاده شده است. در زیر تجزیه یک سیگنال (تحلیل چندریزگی) با استفاده از موجک هار مفصلأً بیان شده است.



شکل ۲ تجزیه یک تابع و بازسازی یک دنباله از داده ها

به ازای مقدار معین  $k$ ، تابع  $f_k(t)$  میانگین  $f(\tau)$  بر بازه ای با طول  $2^k$  است:

$$f_k(t) = \frac{1}{2^k} \int_{2^k l}^{2^k(l+1)} f(\tau) d\tau \quad 2^k l < t < 2^k(l+1) \quad (4)$$

با افزایش مقدار  $k$  رزولوشن کاهش می یابد. در سمت چپ شکل ۲ تغییر در سطح رزولوشن با تغییر در اندازه  $k$  و با استفاده از معادله ۴ نشان داده شده است. لازم به ذکر است که در شکل ۲ نمونه ای به حجم ۱۶ بکار رفته است.

تفاوت میان میانگین های متواالی  $f_k(t)$  و  $f_{k-1}(t)$  را تابع جزئیات می نامیم:

$$g_k(t) = f_{k-1}(t) - f_k(t) \quad (5)$$

در سمت راست شکل ۲ توابع جزئیات با استفاده از رابطه ۵ در رزولوشن های مختلف محاسبه شده است. بر اساس رابطه



۴ به ازای تمامی مقادیر  $t$  داریم  $f_4(t) = 0$ . همچنین می‌توان دید که

$$f(t) = \sum_{-\infty}^{+\infty} g_k(t) \quad (6)$$

بایازیت و اکسوی با مقایسه روابط ۳ و ۶ نشان داده اند که تحلیل چندریزگی با استفاده از توابع جزئیات با تجزیه موجک بوسیله موجک هار یکسان است. بر اساس رابطه ۶ می‌توان با محاسبه مجموع تمامی توابع جزئیات سیگنال اولیه را بدست آورد. رابطه ۶ اساس الگوریتم تولید است.

### الگوریتم تولید

نمونه‌ای به حجم  $M = 2^K$  که در آن  $K$  یک عدد صحیح مثبت است از فرایند تصادفی  $f(t)$  با میانگین صفر انتخاب می‌شود (در نمونه بیان شده در شکل ۲،  $f(1), f(2), \dots, f(M)$ ) $: K = 4, 2, 1, \dots, M$ ;  $i = 1, \dots, M$ ). نمونه  $f_k(i)$  به ازای هر  $i$  برابر صفر است (با از میانگین های  $2^k$  عنصر متوالی یک نمونه تشکیل شده است).  $f_0(i)$  نمونه اولیه و  $f_K(i)$  به ازای هر  $i$  برابر صفر است (با به رابطه ۴ میانگین محاسبه شده برای هر یک از  $M$  عنصر برابر صفر است). تابع جزئیات  $g_k(t)$  از نمونه ای با حجم  $M$  عنصر تشکیل شده است و با استفاده از رابطه ۴ به ازای  $k = 1, 2, 3, \dots, K$  بدست می‌آید. بنابراین به ازای هر  $i$  از نمونه اولیه  $K$  مقدار  $f_i$  تابع جزئیات متناظر با رزولوشن های مختلف وجود دارد. با انتخاب تصادفی  $M$  عنصر برای هر  $g_k(t)$  و محاسبه مجموع آن با استفاده از رابطه ۶ مقدار شبیه سازی شده  $f(t)$  بدست می‌آید.

$$f(j) = \sum_{k=1}^K g_k(j) \quad (7)$$

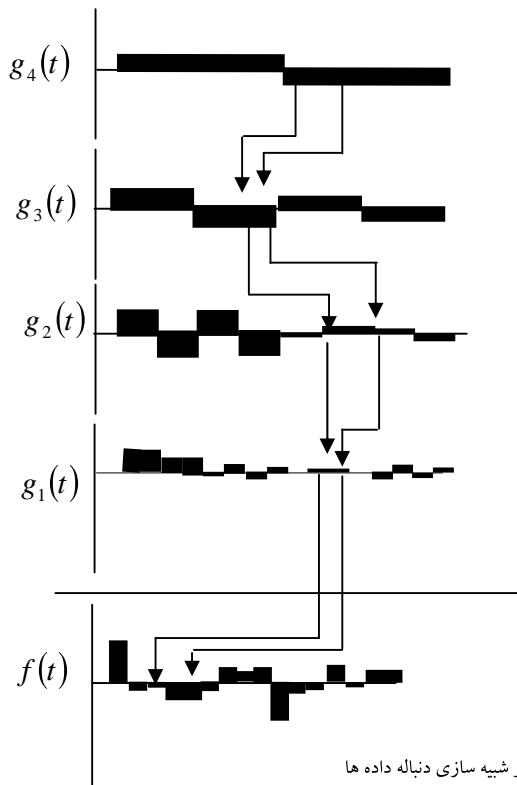
ز اندیس عناصر تولید شده است. مراحل مختلف الگوریتم تولید در زیر آمده است.

**مرحله اول:** برای بدست آوردن اولین عنصر دنباله، مقادیر  $g_k$  ( $k = 0, 1, \dots, K$ ) به صورت تصادفی از  $M$  مقدار نمونه اولیه انتخاب و به منظور شبیه سازی  $f_1$ ، مجموع آنها محاسبه می‌شود. (شکل ۳)

**مرحله دوم:** در این مرحله برای شبیه سازی دومین عنصر به ازای هر  $k$ ،  $g_k$  هایی که دقیقاً بعد از  $g_k$  انتخاب شده در مرحله قبل آمده است انتخاب و برای بدست آوردن  $f_2$  مجموع آنها محاسبه می‌شود. (شکل ۳)



**مرحله سوم:** تولید و شبیه سازی داده ها با استفاده از این روش به تعداد دلخواه ادامه می یابد. برای تولید هر عنصر  $f_j$  مجموع توابع جزئیاتی که دقیقاً بعد از توابع جزئیات انتخاب شده در مرحله قبل (مرحله  $1-j$ ) آمده است محاسبه می شود.



شکل ۳ بازسازی و شبیه سازی دنباله داده ها

### شبیه سازی داده ها

در اینجا به تولید داده های بارش باران در مجموعه داده هایی با چولگی صفر می پردازیم. خاطر نشان می شود که داده های مورد استفاده در این روش لزوماً باید فاقد چولگی باشند لذا در صورت عدم چولگی داده ها در ابتدا باید داده هایی با چولگی صفر تبدیل و سپس از مدل موجک استفاده کرد.

برای مدلسازی و پیش بینی بارش از داده های سالانه و ماهانه بارش استفاده می شود. در این مطالعه داده های بارش ۳۰ سال در بخشی از دشت مشهد بکار رفته است. با توجه به جدول ۱ نتایج بدست آمده نشان می دهد که مدل موجک از ظرفیت بالایی در تولید و بازسازی داده های آماری سالانه و ماهانه داده های بارش برخوردار است.



جدول ۳. مشخصه های داده های شبیه سازی شده و مشاهده شده بارش سالانه(دشت مشهد)

	مقادیر مشاهده شده	مقادیر شبیه سازی شده
میانگین (mm)	۲۲۷/۷	۲۲۷/۴
انحراف استاندارد	۸۹/۴۵	۹۱/۹۹۷
ضریب چولگی	-۰/۵۰۹	-۰/۵۰۱
ماکریم	۵۱۰	۴۹۱/۵
مینیمم	۸۲	۶۹

### نتیجه گیری

تحلیل موجک به شکل ارائه شده یک روش غیر خطی است. مزیت استفاده از یک روش غیرخطی برای تولید داده ها در این است که در این روش نیازی به انتخاب یک توزیع برای یک فرایند تصادفی و برآورد پارامترهای آن نیست. نقطه ضعف این روش در عدم حفظ چولگی داده هاست. بدین معنی که در الگوریتم تولید، ضرایب چولگی یک سری غیرنرمال بازسازی نمی شود. تغییرات ضرایب چولگی در سری داده های شبیه سازی شده بسیار زیاد است. بر اساس قضیه حد مرکزی با افزایش تعداد داده های شبیه سازی شده میانگین این ضرایب به صفر میل می کند. با استفاده از تبدیلات مناسب می توان یک سری از داده های غیر نرمال را ابتدا نرمال نموده داده های موردنیاز شبیه سازی و سپس از تبدیل معکوس استفاده نمود. این فرآیند تقریباً می تواند ضعف مذکور را برطرف کرده و ضرایب چولگی داده های اولیه را بازسازی نماید.

### منابع

- Aksoy, H. ۲۰۰۱. Storage capacity for river reservoirs by wavelet based generation of sequent-peak algorithm. *Water Resources Management*, ۱۵, ۴۲۳-۴۳۷
- Aksoy, H., Akar, T. and Unal, N.E. ۲۰۰۴a. Wavelet analysis for modeling suspended sediment discharge. *Nordic Hydrology*



The First International Conference on  
Plant, Water, Soil & Weather Modeling  
International Center for Science, High Technology & Environmental Sciences  
Shahid Bahonar University of Kerman  
14, 15 Nov. 2011, Kerman, Iran



اولین کنفرانس بین المللی مدلسازی گیاه، آب، خاک و هوا  
مرکز بین المللی علوم و تکنولوژی پیشرفته در علوم محیطی  
دانشگاه شهید بهشتی کرمان

۲۳ و ۲۴ آبان ۱۳۸۹ - کرمان



- Aksoy, H. 2004. Wavelet analysis for hydrometeorological data simulation. *Science & practice for the 21<sup>st</sup> century. Volume I*
- Rao, R.m. and Bopardikar, A.J. 1998. wavelet transforms, introduction to theory and applications. Addison –Weseley, Reading, MA.