

# Ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III por medio de optimización numérica no restringida

Daniel Francisco Campos Aranda

Universidad Autónoma de San Luis Potosí, México

*Se comienza por destacar la importancia del análisis de frecuencia de crecientes (AFC), cuando se estiman crecientes para diseño y se dispone de información hidrométrica. Una distribución que se ha establecido como modelo básico del AFC es la Log-Pearson tipo III (LP3). Ahora bien, en este trabajo se propone su ajuste a la muestra disponible por medio de optimización numérica no restringida, utilizando el algoritmo de Rosenbrock para minimizar la función objetivo no lineal igual al error cuadrático medio y al error absoluto medio. Se consideran tres variables a optimizar: la media, la desviación estándar y el coeficiente de asimetría de los logaritmos naturales de los datos; los resultados del método indirecto de momentos se adoptan como sus valores iniciales. Se encontró que el planteamiento propuesto siempre supera los mejores ajustes de la distribución LP3 en 31 registros de eventos máximos anuales, realizados con seis métodos que han sido contrastados previamente. Además, se llevó a cabo un contraste por simulación entre el método indirecto de momentos y el propuesto, utilizando treinta series sintéticas, resultando siempre mejor el segundo procedimiento. Por otra parte, existe una gran similitud en el orden de magnitud de las predicciones asociadas con siete periodos de retorno, los cuales variaron de diez a diez mil años; las predicciones se obtuvieron con los otros métodos y con el criterio propuesto. Lo anterior permite una selección más objetiva y confiable de las predicciones que se buscan.*

**Palabras clave:** crecientes, distribución LP3, métodos de ajuste, optimización, simulación.

## Introducción

Cuando se realiza el diseño hidrológico de la infraestructura hidráulica, ya sea de aprovechamiento o control, la estimación fundamental en este diseño son las crecientes o gastos máximos asociados con diversos periodos de retorno ( $T_r$ ). Un enfoque factible para tal problema es la modelación probabilística de las crecientes anuales observadas, lo cual consiste en seleccionar una función de distribución de probabilidades (FDP) y ajustarla al registro hidrométrico disponible o muestra estadística, previa comprobación de su homogeneidad e independencia entre eventos. Con base en la función de distribución de probabilidades se realizan inferencias, generalmente extrapolaciones de las crecientes correspondientes a muy bajas probabilidades de

excedencia, por ejemplo del 10 al 0.1%, esto es, con periodos de retorno de diez a mil años. Lo anterior se conoce como análisis de frecuencia de crecientes (AFC) y engloba diversos procedimientos de análisis de la información hidrométrica disponible (Campos, 1999).

Actualmente las funciones de distribución de probabilidades, conocidas como Log-Pearson tipo III (LP3) y general de valores extremos (GVE) han sido recomendadas como modelos base de los análisis de frecuencia de crecientes (WRC, 1977; NERC, 1975). Estas distribuciones tienen tres parámetros de ajuste: ubicación, escala y forma, y por ello —independientemente del método o técnica estadística de ajuste— se requiere que se estimen a partir de la muestra tres parámetros estadísticos, generalmente la media ( $\bar{x}$ ), la desviación estándar ( $S$ ) y el coeficiente de asimetría ( $C_s$ ). Desde

finales de los años sesenta se ha reconocido que el Cs presenta una gran variabilidad entre muestras mucho mayor que la de los otros parámetros estadísticos citados.

También recientemente se ha sugerido el uso de modelos probabilísticos con más parámetros de ajuste, por ejemplo, las distribuciones mezcladas (Campos, 1989, 1998; Escalante, 1998) y la distribución Wakeby. Para esta última distribución, la general de valores extremos y el caso de la mezcla de dos distribuciones normales —sus ajustes a través de optimización numérica, minimizando como función objetivo el error estándar de ajuste— ha probado ser un método muy eficiente (Campos, 2001b,a; 1998).

## Desarrollo

### Antecedentes

En un trabajo reciente (Campos, 2002), la distribución LP3 se aplicó a 31 registros históricos de eventos máximos anuales a través de seis métodos de ajuste; se utilizaron dos medidas de la calidad: el error estándar de ajuste (EEA), entre los  $n$  eventos anuales observados ( $x_i$ ) y los estimados o predicciones ( $X_{Tr}$ ), que se define como (Kite, 1977):

$$EEA = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (x_i - X_{Tr})^2}{(n - np)}} \quad (1)$$

donde  $np$  es el número de parámetros de ajuste, en este caso tres. Las predicciones  $X_{Tr}$  se calculan para la misma probabilidad de no excedencia  $F(x)$  asignada a los eventos  $x_i$ , estimada con la fórmula de Weibull (Benson, 1962):

$$F(x) = \frac{m}{(n+1)} = 1 - \frac{1}{Tr} = 1 - p \quad (2)$$

$m$  es el número de orden de los eventos  $x_i$ , en secuencia de menor a mayor, el cual varía lógicamente, de 1 a  $n$ .  $Tr$  es el periodo de retorno y  $p$  es la probabilidad de excedencia. Las magnitudes de  $X_{Tr}$  se estiman con la distribución LP3 según cada uno de los métodos de ajuste.

La segunda medida de bondad de ajuste que se utilizó es el llamado error absoluto de ajuste (EAA), definido como (Singh y Singh, 1988):

$$EAA = \frac{\sum_{i=1}^n |x_i - X_{Tr}|}{n - np} \quad (3)$$

Para cada uno de los seis métodos de ajuste, el número de valores mínimos del error estándar de ajuste y del error absoluto de ajuste que se obtuvieron en los 31 registros empleados fueron (Campos, 2002) los que aparecen en el recuadro 1.

Los métodos fueron los siguientes: momentos en dominio logarítmico (ML), momentos en el dominio real (MR), mezcla de momentos (MM), promedios diversos (PD), máxima verosimilitud (MV) y máxima entropía (ME). De la tabulación anterior se deduce que de manera global el mejor método de ajuste —según los indicadores error estándar de ajuste y error absoluto de ajuste— fue el de momentos en dominio logarítmico, también conocido como método indirecto de momentos, y que se propuso originalmente cuando la distribución LP3 se estableció como base de los análisis de frecuencia de crecientes a finales de los años sesenta (WRC, 1977).

### Ajuste de la distribución LP3 a través del método indirecto de momentos

En el método de momentos en dominio logarítmico, las predicciones  $X_{Tr}$  se obtienen con base en la ecuación general del análisis de frecuencia de crecientes (Chow, 1964) en el dominio logarítmico:

Recuadro 1. Número de valores mínimos del error estándar de ajuste y del error absoluto de ajuste de los 31 registros empleados.

Tipo error	EEA						EAA					
	ML	MR	MM	PD	MV	ME	ML	MR	MM	PD	MV	ME
Método de ajuste	ML	MR	MM	PD	MV	ME	ML	MR	MM	PD	MV	ME
Núm. de mínimos	15	0	4	3	8	1	21	1	3	2	4	0
% de mínimos	48.4	0.0	12.9	9.7	25.8	3.2	67.7	3.2	9.7	6.5	12.9	0

ML: momentos en dominio logarítmico.  
MR: momentos en el dominio real.

MM: mezcla de momentos.  
PD: promedios diversos.

MV: máxima verosimilitud.  
ME: máxima entropía.

$$Y_{Tr} = \bar{Y} + K \cdot Sy \quad (4)$$

por lo cual:

$$X_{Tr} = \exp(Y_{Tr}) \quad (5)$$

siendo  $K$  el llamado factor de frecuencia, función de la probabilidad y del modelo probabilístico utilizado, por lo tanto es una variable estandarizada Pearson tipo III. Para la aplicación de las ecuaciones 4 y 5 primero se obtienen los logaritmos naturales de los datos ( $y_i = \ln x_i$ ) y se calculan su media aritmética y desviación estándar, denominándose media ( $\bar{Y}$ ) y desviación ( $Sy$ ) logarítmicas, con base en la ecuaciones siguientes (Yevjevich, 1972):

$$\bar{Y} = \frac{\sum_{i=1}^n \ln x_i}{n} \quad (6)$$

$$Sy = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (\ln x_i - \bar{Y})^2}{n-1}} \quad (7)$$

Para la estimación del factor de frecuencia ( $K$ ) se utiliza la expresión aproximada propuesta por Kite (1977):

$$K = t + (t^2 - 1) \left( \frac{g_c}{6} \right) + \frac{1}{3} (t^3 - 6t) \left( \frac{g_c}{6} \right)^2 - (t^2 - 1) \left( \frac{g_c}{6} \right)^3 + t \left( \frac{g_c}{6} \right)^4 + \frac{1}{3} \left( \frac{g_c}{6} \right)^5 \quad (8)$$

siendo  $t$  la desviación normal estándar, la cual es función de la probabilidad de excedencia ( $p$ ) utilizada o de diseño, misma que se estima con la aproximación siguiente (Abramowitz y Stegun, 1972):

$$t = z - \frac{2.30753 + 0.27061 \cdot z}{1 + 0.99229 \cdot z + 0.04481 \cdot z^2} \quad (9)$$

en la cual:

$$z = \sqrt{\ln \left( \frac{1}{p^2} \right)} \quad (10)$$

cuando  $p > 0.50$  se utiliza  $p = 1 - p$  en la expresión 10 y al resultado de la ecuación 9 se le cambia el signo. Por otra parte, el coeficiente de asimetría de los logaritmos ( $g$ ) está definido como (Yevjevich, 1972):

$$g = \frac{n \sum_{i=1}^n (\ln x_i - \bar{Y})^3}{(n-1)(n-2)Sy^3} \quad (11)$$

Bobée y Robitaille (1977) contrastaron diferentes procedimientos de ajuste del método indirecto de momentos y concluyeron que para mejorarlo es conveniente corregir el sesgo del coeficiente de asimetría ( $g$ ) por medio de los factores siguientes:

$$FC1 = \left( 1 + \frac{8.5}{n} \right) \quad (12)$$

$$FC2 = \frac{\sqrt{n(n-1)}}{(n-2)} \quad (13)$$

entonces ahora se tiene que:

$$g_c = FC1 \cdot FC2 \cdot g \quad (14)$$

#### Ajuste de la distribución LP3 mediante optimización

El planteamiento basado en optimización numérica que ahora se presenta consiste en utilizar como funciones objetivo (FO) minimizar tanto el error estándar de ajuste como el error absoluto de ajuste, teniendo tres variables no restringidas que permiten buscar los mínimos y que son  $\bar{Y}$ ,  $Sy$  y  $g_c$ , ya que las predicciones (ecuaciones 4 y 5) son función de ellas. El algoritmo computacional utilizado fue el de Rosenbrock de múltiples variables no restringidas, expuesto por Kuester y Mize (1977). Estos autores describen y aplican el código *ROSENB* en *Fortran*, el cual se transcribió a *Basic* para los análisis numéricos de este trabajo dada la facilidad de dicho lenguaje para almacenar datos y presentar resultados.

La información procesada consistió de 31 registros de eventos máximos anuales tomados de la literatura especializada, cuyos parámetros estadísticos básicos (ecuaciones 6, 7 y 11) de los datos originales y de sus logaritmos naturales se presentan en el apéndice 1, así como las procedencias de tales series.

Para el inicio del funcionamiento del algoritmo de Rosenbrock se utilizaron los resultados del método de momentos en el dominio logarítmico (ecuaciones 4 a 14), por ello en el cuadro 1 —que versa sobre los resultados para la función objetivo igual al error estándar de ajuste— cada registro inicia con tales resultados. Cuando el método de momentos en el dominio logarítmico no fue el que alcanzó el valor mínimo del error estándar de ajuste (Campos, 2002), enseguida se presentan los resultados de tal método de ajuste (momentos en el dominio real, mezcla de momentos, promedios diversos, máxima verosimilitud o máxima entropía) y, por último, los correspondientes al algoritmo de Rosenbrock o método de optimización no restringida, indicando el número de etapas y evaluaciones de la función objetivo después del valor mínimo alcanzado o error estándar de ajuste. El cuadro 2 es similar al 1, pero sus resultados corresponden a la función objetivo igual al error absoluto de ajuste.

Algunos aspectos de la mecánica operativa del algoritmo de Rosenbrock incluyen la definición de los máximos de evaluaciones de la función objetivo y de las etapas por realizar; se adoptaron mil y treinta, respectivamente. Otro parámetro que se debe definir es la tolerancia al error entre la función objetivo actual y su valor en la etapa precedente; se adoptó un valor de  $1 \cdot 10^{-5}$ .

Durante el procesamiento de la información, al buscar el mínimo del error estándar de ajuste, únicamente en la serie número 27 del río Támesis en Teddington, Inglaterra, con 113 datos, el algoritmo no concluyó en su etapa 18, pero al limitar éstas a 17 se alcanza un resultado. Por otra parte, en los registros números 11, 13 y 18, en sus etapas finales se llega al máximo de evaluaciones de la función objetivo, por ello se limitó el algoritmo a la etapa inmediata inferior y así concluye. Finalmente, en el registro número 19 se alcanza el máximo de etapas, pero además se detecta que para tal serie las variables por ajustar ( $\bar{Y}$ ,  $S_y$ ,  $g$ ) deberían de estar acotadas, ya que en el proceso de minimización de la función objetivo se llegan a valores que difieren mucho de los de las muestras. Al limitar a sólo cinco etapas se reduce el error estándar de ajuste más allá del alcanzado por alguno de los otros seis métodos de ajuste. Por ello se aceptó tal resultado.

En realidad existen dos maneras de solucionar los problemas de convergencia del algoritmo de optimización de Rosenbrock: una es la utilizada, consistente en limitar el número de etapas después de la primera aplicación del algoritmo y la segunda se basa en reducir la tolerancia al error en la función objetivo, principalmente para resolver los problemas debidos a los errores de redondeo. Se adoptó la primera solución con el objeto de conservar una única precisión en todos los análisis o procesamientos realizados.

De acuerdo con los resultados de la minimización de la función objetivo igual al error absoluto de ajuste, este proceso resulta más fácil de llevar a cabo por el algoritmo de Rosenbrock, pues únicamente se presentan dos casos en que se alcanza el máximo de evaluaciones de la función objetivo en la etapa final. Con fijar como límite de las etapas la inmediata anterior se alcanzan los resultados del cuadro 2 para los registros 1 y 21.

#### Contraste por medio de simulación

El planteamiento general adoptado para este análisis consistió en contrastar el método indirecto de momentos contra el algoritmo propuesto, utilizando únicamente como función objetivo el error estándar de ajuste en treinta series sintéticas. Se seleccionaron tres registros históricos para generar diez series sintéticas a partir de cada uno. Las estaciones hidrométricas que se utilizaron fueron: Jaina, Huites y El Cuchillo, las cuales corresponden a los registros números 11, 17 y 25 de los cuadros 1 y 2, y del apéndice 1. Las secuencias sintéticas fueron de cincuenta años y se generaron por medio de las ecuaciones 4 y 5, empleando como parámetros estadísticos poblacionales ( $\bar{Y}$ ,  $S_y$ ,  $g$ ) los de las hidrométricas seleccionadas. El factor de frecuencia ( $K$ ) de la ecuación 4 se generó con base en la ecuación 8, utilizando como desviación normal estándar ( $t$ ) un número aleatorio normal ( $N$ ) con media cero y varianza unitaria, generado mediante el criterio de Box y Müller, que consiste en crear previamente dos números aleatorios uniformes ( $U_1$ ,  $U_2$ ) en el intervalo 0-1 y entonces transformarlos en los valores  $N_1$  y  $N_2$  con las expresiones siguientes (Clarke, 1973):

$$N_1 = \left[ -2 \cdot \ln(U_1) \right]^{1/2} \cdot \cos(2 \cdot \pi \cdot U_2)$$

$$N_2 = \left[ -2 \cdot \ln(U_1) \right]^{1/2} \cdot \sin(2 \cdot \pi \cdot U_2)$$

Los números  $U_1$  y  $U_2$  se generaron con base en la instrucción *RND*, dada la reducida cantidad de números aleatorios requeridos. Para asignar un número semilla aleatorio a tal comando se empleó el reloj de la computadora. Por otra parte, el procesamiento de las series sintéticas con el algoritmo propuesto no presentó ninguna dificultad de convergencia, como en el caso de los registros históricos.

En el cuadro 3 se concentran los resultados de este análisis, a partir de los cuales se observa que el procedimiento propuesto o método de optimización siempre conduce a mejores ajustes, los cuales se miden a través del error estándar de ajuste. Además, las

Cuadro 1. Media logarítmica ( $\bar{Y}$ ), desviación logarítmica ( $Sy$ ), coeficiente de oblicuidad ( $g_c$ ), función objetivo igual al error estándar de ajuste (FO=EEA) y predicciones ( $X_{ip}$ ,  $m^3/s$ ) asociadas con el ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica no restringida en 31 registros históricos de eventos máximos anuales.

RN	MA	Y	Variables de ajuste			FO ( $m^3/s$ )	(Etapas) núm. eval.	Periodo de retorno en años						
			Sy	$g_c$	FO			10	25	50	100	500	1,000	10,000
1	MML	7.33750	0.47700	-0.16191	164.1		2805	3448	3927	4406	5532	6026	7715	
1	ROS	7.33095	0.54632	-0.05204	115.8	(5) 59	3063	3934	4620	5333	7116	7943	10979	
2	MML	3.94563	0.39843	0.25293	5.0		87	107	124	141	184	205	285	
2	ROS	3.95179	0.44325	0.03372	4.0	(2) 32	92	114	130	148	190	209	280	
3	MML	5.64794	0.53344	0.46962	72.4		573	782	966	1178	1798	2133	3635	
3	MMM	5.64795	0.53160	0.60848	69.3		563	733	870	1017	1401	1587	2306	
3	ROS	5.68859	0.58065	0.28644	34.1	(12) 123	631	863	1063	1289	1931	2267	3707	
4	MML	5.82926	0.25196	0.83975	21.2		476	563	634	711	915	1015	1422	
4	MMM	5.82925	0.25088	0.98022	21.1		471	535	582	628	737	784	946	
4	ROS	5.83748	0.28246	0.16921	15.1	(3) 38	495	571	628	685	820	880	1089	
5	MML	6.53361	0.62233	0.48521	140.6		1564	2252	2888	3646	6003	7343	13795	
5	ROS	6.55752	0.66673	0.12861	85.4	(12) 128	1668	2330	2901	3542	5339	6266	10153	
6	MML	5.36830	0.41047	-0.49689	19.8		353	409	446	480	550	578	658	
6	MME	5.36830	0.40380	0.03810	18.6		360	435	492	550	689	751	969	
6	ROS	5.37352	0.41913	-0.03141	18.0	(7) 97	368	447	507	567	710	774	998	
7	MML	4.40899	0.97533	-1.13494	27.8		240	296	330	358	404	417	445	
7	MPD	4.40899	0.93576	-0.75429	21.2		269	406	527	665	1056	1257	2088	
7	ROS	4.51265	0.80294	0.01951	12.9	(15) 157	255	374	479	598	939	1117	1872	
8	MML	4.82973	0.41880	0.40433	9.7		217	275	323	375	516	586	870	
8	ROS	4.83029	0.46171	0.02776	7.4	(3) 59	227	282	326	370	481	532	718	
9	MML	6.36414	0.86100	-0.76631	98.3		1590	2048	2364	2656	3250	3473	4089	
9	MPD	6.36414	0.84715	-0.60666	84.5		1701	2483	3160	3916	6007	7064	11339	
9	ROS	6.36414	0.94710	-0.12772	55.0	(1) 9	1925	2921	3807	4815	7677	9156	15279	
10	MML	4.62216	1.06880	0.41776	170.0		415	763	1153	1694	3837	5329	14799	
10	ROS	4.56416	1.17500	0.29390	71.3	(5) 36	446	841	1287	1904	4332	6004	16361	
11	MML	6.77948	0.64206	1.12598	464.7		2069	3315	4662	6498	13755	18888	53440	
11	ROS	6.83418	0.69789	0.42785	245.6	(17) 176	2328	3471	4551	5859	10031	12452	24405	
12	MML	6.27759	0.92720	-0.07749	315.4		1731	2633	3442	4371	7053	8460	14416	
12	MMV	6.27776	0.92300	0.13929	286.3		1740	2700	3589	4638	7804	9537	17309	
12	ROS	6.39346	0.81139	0.17226	248.8	(13) 162	1713	2594	3410	4379	7345	8996	16629	
13	MML	7.35923	0.45353	-0.08999	113.1		2794	3425	3901	4380	5520	6027	7791	
13	MMV	7.35932	0.45244	0.16003	89.2		2807	3483	4005	4543	5868	6476	8683	
13	ROS	7.36468	0.47102	0.02658	74.0	(17) 171	2890	3618	4184	4771	6227	6900	9364	
14	MML	3.77705	0.49605	0.85569	6.6		85	118	150	188	309	381	745	
14	ROS	3.79532	0.53169	0.20937	3.1	(7) 78	89	117	141	166	236	271	411	
15	MML	7.79066	0.46651	0.30729	254.4		4451	5736	6798	7953	11059	12607	18866	
15	ROS	7.79009	0.50601	0.03126	223.4	(7) 126	4626	5892	6892	7939	10581	11820	16438	
16	MML	5.36596	0.27474	-0.14776	5.3		303	341	368	394	450	473	546	
16	ROS	5.36446	0.29216	-0.04168	4.1	(3) 52	310	355	387	418	488	518	618	
17	MML	7.73260	0.76133	0.85203	815.7		6290	10492	15061	21301	45851	63053	175998	
17	ROS	7.68163	0.95060	0.02212	611.7	(10) 150	7337	11533	15458	20126	34382	4258	78020	

Cuadro 1. (Continuación). Media logarítmica ( $\bar{Y}$ ), desviación logarítmica ( $S_y$ ), coeficiente de oblicuidad ( $g_c$ ), función objetivo igual al error estándar de ajuste (FO=EEA) y predicciones ( $X_T$ , m<sup>3</sup>/s) asociadas con el ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica no restringida en 31 registros históricos de eventos máximos anuales.

RN	MA	Y	Variables de ajuste			FO (m <sup>3</sup> /s)	(Etapas) núm. eval.	Periodo de retorno en años						
			$S_y$	$g_c$				5	10	25	50	100	500	1,000
18	MML	7.30675	0.29893	-0.05445	60.5		2181	2790	2953	3457	3671	4380		
18	ROS	7.30704	0.31356	-0.01055	54.8	(4) 39	2226	2834	3086	3664	3913	4755		
19	MML	4.78295	1.48007	0.10623	160.8		807	2718	4203	10282	14564	41466		
19	ROS	4.92462	1.59587	-0.06368	132.6	(5) 46	1050	3458	5242	12065	16576	42118		
20	MML	5.30008	0.29185	-0.49242	7.9		286	337	356	392	406	446		
20	MMM	5.30009	0.29080	-0.43105	7.8		290	360	388	451	478	566		
20	ROS	5.29866	0.30391	-0.07483	7.4	(5) 74	295	369	399	467	496	591		
21	MML	7.21845	0.40700	0.77811	111.8		2345	3691	4413	6534	7686	12929		
21	ROS	7.22440	0.43891	0.13107	79.6	(8) 96	2421	3487	3977	5213	5794	7968		
22	MML	5.39141	0.46761	-0.07344	14.9		398	563	636	810	888	1163		
22	MMV	5.39146	0.46596	0.11666	12.7		399	498	654	850	940	1268		
22	ROS	5.39286	0.48836	0.00813	11.0	(9) 97	411	601	687	902	1001	1365		
23	MML	5.95791	0.33676	0.26202	25.1		600	809	904	1137	1246	1646		
23	MMM	5.95790	0.33555	0.34764	23.8		596	779	857	1041	1123	1406		
23	ROS	5.96422	0.34782	0.10630	18.4	(9) 113	610	812	899	1110	1205	1542		
24	MML	7.50196	0.34523	-0.89457	55.6		2691	3103	3230	3451	3524	3698		
24	MPD	7.50196	0.34210	-0.78476	54.6		2793	3571	3887	4598	4899	5890		
24	ROS	7.49805	0.35951	-0.14677	50.0	(6) 93	2842	3670	4008	4769	5092	6156		
25	MML	6.43843	1.10729	0.03444	316.8		2591	4403	6209	8467	15903	20281		
25	MMV	6.43847	1.10027	0.06350	304.9		2562	6046	8191	15158	19208	38805		
25	ROS	6.38270	1.22503	0.00709	165.5	(5) 45	2841	7362	10307	20369	26467	57562		
26	MML	5.22405	0.24636	-0.04460	8.4		254	306	327	373	392	454		
26	MMV	5.22410	0.24629	0.13407	7.6		255	309	331	380	401	470		
26	ROS	5.22655	0.25159	0.05087	7.2	(11) 114	257	314	338	390	413	488		
27	MML	5.69544	0.38392	-0.22734	20.9		481	624	682	810	863	1036		
27	MMV	5.69544	0.38280	0.04381	15.8		486	654	727	899	976	1244		
27	ROS	5.70070	0.38211	0.04334	14.0	11 (108)	489	662	737	917	998	1285		
28	MML	5.71759	0.36632	-0.30356	17.8		480	608	657	765	809	946		
28	MMV	5.71768	0.36916	0.11273	12.4		488	652	722	888	962	1220		
28	ROS	5.72233	0.36126	0.02357	12.3	(4) 61	486	645	713	874	946	1194		
29	MML	3.07058	0.11604	-1.20543	0.42		24.44	25.32	25.54	25.85	25.94	26.08		
29	ROS	3.06430	0.13545	-0.23489	0.26	(9) 38	25.38	27.81	28.68	30.46	31.14	33.19		
30	MML	3.82449	0.27044	-0.03080	1.53		64.7	73.3	85.4	98.8	104.5	123.1		
30	MMV	3.82453	0.27009	0.14311	1.36		64.8	73.7	86.3	100.5	106.6	126.9		
30	ROS	3.82584	0.27985	0.02164	1.26	(5) 67	65.7	75.0	88.4	103.5	109.9	131.7		
31	MML	4.16632	0.23395	0.19732	1.70		87	99	115	134	142	170		
31	ROS	4.16678	0.24590	0.01540	1.52	(3) 61	88	107	115	132	139	162		

Simbología:

RN: registro número.  
 MA: método de ajuste.  
 MML: método de momentos en el dominio logarítmico.  
 ROS: ajuste mediante el algoritmo de Rosenbrock.  
 MMM: método de mezcla de momentos.  
 MPD: método de promedios diversos.  
 MMV: método de máxima verosimilitud.  
 MME: método de máxima entropía.

Cuadro 2. Media logarítmica ( $\bar{Y}$ ), desviación logarítmica ( $S_y$ ), coeficiente de oblicuidad ( $g_c$ ), función objetivo igual al error absoluto de ajuste (FO=EAA) y predicciones ( $X_{T_r}$ , m<sup>3</sup>/s) asociadas con el ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica no restringida en 31 registros históricos de eventos máximos anuales.

RN	MA	$\bar{Y}$	Variables de ajuste			FO (m <sup>3</sup> /s)	(Etapas) núm. eval.	Periodo de retorno en años						
			$S_y$	$g_c$	10			25	50	100	500	1,000	10,000	
1	MML	7.33750	0.47700	-0.16191	117.9	(5)	2805	3448	3927	4406	5532	6026	7715	
1	ROS	7.33618	0.52146	-0.05471	91.4	(5)	2983	3786	4412	5059	6658	7393	10059	
2	MML	3.94563	0.39843	0.25293	4.3	(2)	87	107	124	141	184	205	285	
2	ROS	3.94558	0.43858	0.05243	3.4	(2)	91	112	129	146	188	208	278	
3	MML	5.64794	0.53344	0.46962	29.9	(15)	573	782	966	1178	1798	2133	3635	
3	MMM	5.64795	0.53160	0.60848	29.5	(15)	563	733	966	1017	1401	1587	2306	
3	ROS	5.69239	0.54745	0.18638	23.6	(15)	604	800	964	1143	1627	1869	2845	
4	MML	5.82926	0.25196	0.83975	13.3	(3)	476	563	634	711	915	1015	1422	
4	ROS	5.83589	0.27929	0.15958	11.0	(3)	492	567	622	678	808	866	1067	
5	MML	6.53361	0.62233	0.48521	70.3	(7)	1564	2252	2888	3646	6003	7343	13795	
5	ROS	6.56227	0.68950	0.12805	48.2	(7)	1726	2439	3059	3759	5746	6780	11165	
6	MML	5.36830	0.41047	-0.49689	14.7	(3)	353	409	446	480	550	578	658	
6	ROS	5.36844	0.41432	-0.10819	14.4	(3)	363	436	491	544	670	725	912	
7	MML	4.40899	0.97533	-1.13494	13.5	(7)	240	296	330	358	404	417	445	
7	MPD	4.40899	0.93576	-0.75429	12.2	(7)	269	406	527	665	1056	1257	2088	
7	ROS	4.40333	0.97533	-0.14421	12.2	(7)	280	429	562	713	1145	1368	2293	
8	MML	4.82973	0.41880	0.40433	8.4	(7)	217	275	323	375	516	586	870	
8	ROS	4.84027	0.45060	0.01653	6.3	(7)	225	279	321	363	467	515	688	
9	MML	6.36414	0.86100	-0.76631	64.6	(4)	1590	2048	2364	2656	3250	3473	4089	
9	MPD	6.36414	0.84715	-0.60666	58.6	(4)	1701	2483	3160	3916	6007	7064	11339	
9	ROS	6.35986	0.92580	-0.10850	40.1	(4)	1870	2823	3669	4632	7369	8785	14667	
10	MML	4.62216	1.06880	0.41776	40.2	(7)	415	763	1153	1694	3637	5329	14799	
10	ROS	4.66149	1.17088	0.23543	31.9	(7)	486	900	1356	1976	4327	5896	15159	
11	MML	6.77948	0.64206	1.12598	129.9	(13)	2069	3315	4662	6498	13755	18888	53440	
11	ROS	6.87127	0.73173	0.34137	106.9	(13)	2515	3766	4941	6353	10796	13338	25617	
12	MML	6.27759	0.92720	-0.07749	129.2	(5)	1731	2633	3442	4371	7053	8460	14416	
12	ROS	6.28116	0.97876	0.01139	124.2	(5)	1873	2976	4016	5258	9081	11204	20907	
13	MML	7.35923	0.45353	-0.08999	56.7	(18)	2794	3425	3901	4380	5520	6027	7791	
13	ROS	7.37010	0.46573	0.02450	49.6	(18)	2886	3602	4159	4734	6158	6814	9209	
14	MML	3.77705	0.49605	0.85569	2.6	(3)	85	118	150	188	309	381	745	
14	ROS	3.78943	0.53462	0.16582	1.9	(3)	89	116	139	164	230	263	393	
15	MML	7.79066	0.46651	0.30729	165.7	(8)	4451	5736	6798	7953	11059	12607	18866	
15	ROS	7.80119	0.47468	0.08912	153.8	(8)	4506	5691	6627	7610	10098	11271	15669	
16	MML	5.36596	0.27474	-0.14776	4.3	(6)	303	341	368	394	450	473	546	
16	ROS	5.36462	0.29150	-0.04194	3.4	(6)	310	355	386	417	488	517	616	
17	MML	7.73260	0.76133	0.85203	370.3	(15)	6290	10492	15061	21301	45851	63053	175998	
17	ROS	7.78565	0.83062	0.19614	334.3	(15)	7077	10875	14449	18741	32144	39736	75680	
18	MML	7.30675	0.29893	-0.05445	43.4	(15)	2181	2501	2730	2953	3457	3671	4380	

Cuadro 2. (Continuación). Media logarítmica ( $\bar{Y}$ ), desviación logarítmica ( $S_y$ ), coeficiente de oblicuidad ( $g_c$ ), función objetivo igual al error absoluto de ajuste (FO=EAA) y predicciones ( $X_T$ ,  $m^3/s$ ) asociadas con el ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica no restringida en 31 registros históricos de eventos máximos anuales.

RN	MA	$\bar{Y}$	Variables de ajuste			FO ( $m^3/s$ )	(Etapas) núm. eval.	Periodo de retorno en años						
			$S_y$	$g_c$	FO			10	25	50	100	500	1,000	10,000
18	ROS	7.30548	0.31856	-0.03332	38.0	(3) 51	2235	2590	2848	3100	3678	3927	4762	
19	MML	4.78295	1.48007	0.10623	67.4	(10) 102	807	1681	2718	4203	10282	14564	41466	
19	ROS	4.70567	1.68724	-0.06820	60.8	(3) 46	947	2037	3328	5157	12408	17331	46207	
20	MML	5.30008	0.29185	-0.49242	5.8	(7) 77	286	317	337	356	392	406	446	
20	MMM	5.30009	0.29080	-0.43105	5.8	(9) 111	290	331	360	388	451	478	566	
20	ROS	5.29804	0.30380	-0.06021	5.6	(24) 270	294	338	370	400	469	499	596	
21	MML	7.21845	0.40700	0.77811	60.1	(12) 121	2345	3061	3691	4413	6534	7686	12929	
21	ROS	7.22556	0.43295	0.15397	50.0	(7) 97	2407	2999	3465	3953	5189	5771	7962	
22	MML	5.39141	0.46761	-0.07344	10.7	(3) 43	398	492	563	636	810	888	1163	
22	MMV	5.39146	0.46596	0.11666	9.1	(4) 68	399	498	575	654	850	940	1268	
22	ROS	5.40138	0.47241	0.03553	8.3	(6) 72	407	510	590	674	881	978	1331	
23	MML	5.95791	0.33676	0.26202	13.2	(1) 9	600	718	809	904	1137	1246	1646	
23	ROS	5.97115	0.34697	0.08266	12.9	(2) 37	613	727	812	898	1103	1194	1517	
24	MML	7.50196	0.34523	-0.89457	41.0	(1) 9	2691	2950	3103	3230	3451	3524	3698	
24	ROS	7.49513	0.35784	-0.16444	38.9	(12) 121	2825	3297	3635	3962	4698	5008	6025	
25	MML	6.43843	1.10729	0.03444	122.0	(7) 97	2591	4403	6209	8467	15903	20281	41838	
25	MMV	6.43847	1.10027	0.08350	119.6	(3) 43	2562	4315	6046	8191	15158	19208	38805	
25	ROS	6.37821	1.21465	0.00022	80.7	(3) 43	2788	4938	7142	9954	19480	25211	54146	
26	MML	5.22405	0.24636	-0.04460	5.7	(3) 43	254	285	306	327	373	392	454	
26	MMV	5.22410	0.24629	0.13407	5.4	(3) 43	255	286	309	331	380	401	470	
26	ROS	5.22710	0.24305	0.07002	5.1	(3) 43	255	287	310	332	383	405	477	
27	MML	5.69544	0.38392	-0.22734	11.7	(3) 43	481	565	624	682	810	863	1036	
27	MMV	5.69544	0.38280	0.04381	10.3	(3) 43	486	582	654	727	899	976	1244	
27	ROS	5.70731	0.38353	0.03755	10.0	(3) 74	493	592	667	743	925	1006	1294	
28	MML	5.71759	0.36632	-0.30356	9.4	(3) 43	480	555	608	657	765	809	946	
28	MMV	5.71759	0.36374	-0.12834	8.6	(3) 43	484	574	640	705	859	926	1158	
28	ROS	5.72188	0.36632	-0.01623	8.5	(4) 68	488	579	646	713	871	940	1179	
29	MML	3.07058	0.11604	-1.20543	0.35	(1) 9	24.44	25.02	25.32	25.54	25.85	25.94	26.08	
29	ROS	3.07058	0.12764	-0.20091	0.26	(1) 9	25.30	26.71	27.63	28.47	30.19	30.85	32.86	
30	MML	3.82449	0.27044	-0.03080	1.00	(1) 9	64.7	73.3	79.5	85.4	99.8	104.5	123.1	
30	MMR	3.82333	0.27199	-0.03011	0.98	(1) 9	64.8	73.5	79.7	85.7	99.2	104.9	123.7	
30	ROS	3.82598	0.28059	0.01104	0.90	(2) 37	65.7	75.1	81.8	88.4	103.3	109.7	131.2	
31	MML	4.16632	0.23395	0.19732	1.45	(6) 72	87	99	107	115	134	142	170	
31	ROS	4.16902	0.24725	0.02797	1.20	(6) 72	89	100	108	116	133	140	165	

Simbología:

RN: registro número.  
 MA: método de ajuste.  
 MML: método de momentos en el dominio logarítmico.  
 MMR: método de momentos en el dominio real.

MMM: método de mezcla de momentos.  
 MPD: método de promedios diversos.  
 MMV: método de máxima verosimilitud.  
 ROS: ajuste mediante algoritmo de Rosenbrock.

Cuadro 3. Resultados del ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica en diez secuencias sintéticas asociadas con los registros históricos de las hidrométricas: Jaina (1), Huites (2) y El Cuchillo (3).

SS	Parámetros estadísticos y variables de ajuste					EEA FO	(ET) EV	Predicciones para los períodos de retorno indicados								
	Num.	Q <sub>min</sub>	Q <sub>max</sub>	Q	S			Cs	Y	Sy	g	10	25	50	100	500
1.0	340.0	6991.0	1126.0	1117.9	3.97068	6.77948	0.64206	0.96459	(n = 40)	2076	3193	4349	5868	11491	15245	38327
1.1	365.3	6219.7	1151.1	1011.4	3.36972	6.83448	0.60287	0.91310	(n = 50)	2228	3167	4009	4986	7886	9464	16600
						6.83448	0.60287	1.03644	133.9	(14) 159	2083	3225	4384	5676	11189	14604
1.2						6.86719	0.64325	0.31895	201.8	2200	3166	4025	5014	7901	9444	16226
						6.75448	0.66675	0.68785	(8) 90		2066	3099	4106	5359	9557	12111
1.3						6.75448	0.66675	0.78076	203.4	(24) 381	2365	3473	4442	5536	8610	10189
						6.77029	0.65037	0.58867	153.0		2565	4460	6652	9823	23688	34373
1.4						6.77029	0.65037	0.64549	541.5	(7) 102	2847	4423	5928	7760	13610	16992
						6.84865	0.75177	1.13082	274.6		2512	4096	5787	8064	16802	22800
1.5						6.84865	0.75177	1.13082	306.1	(11) 163	2688	4014	5231	6663	10995	13383
						6.86932	0.83245	0.75798	134.8		1979	2920	3818	4914	8477	10583
1.6						6.86932	0.83245	0.75798	234.1	(4) 41	2042	2855	3562	4359	6616	7791
						6.86210	0.72556	0.86036	169.9		2401	3948	5619	7892	16786	22997
1.7						6.86210	0.72556	0.86036	243.3	(10) 143	2685	4067	5329	6806	11211	13601
						6.88311	0.78104	0.80168	157.3		1942	2992	4081	5512	10819	14367
1.8						6.88311	0.78104	0.80168	310.8	(17) 159	2128	3013	3782	4648	7093	8360
						6.74277	0.64024	0.57686	280.2		1858	2917	4040	5545	11322	15303
1.9						6.74277	0.64024	0.57686	376.4	(13) 1000	2017	2927	3767	4763	7834	9565
						6.74277	0.64024	0.57686	178.5		1648	2344	2998	3789	6322	7806
1.10						6.74277	0.64024	0.57686	119.8	(8) 125	1734	2338	2845	3400	4904	5657
						6.76438	0.60556	0.60556	81.3	(n = 53)						
2.0						6.76438	0.60556	0.60556	119.8	(n = 50)	6652	11138	16114	23042	51337	71872
2.1						6.76438	0.60556	0.60556	1225.8		7265	11014	14505	18664	31494	38687
						6.75579	0.70323	0.89559	832.3	(4) 89	5953	8796	11387	14423	23551	28557
2.2						6.75579	0.70323	0.89559	577.3	(12) 280	6077	8817	11254	14052	22187	26512
						6.70161	0.61960	0.96827	312.3		5858	9003	12131	16089	29736	38244
2.3						6.70161	0.61960	0.96827	513.0	(8) 115	6217	9016	11505	14359	22649	27052
						6.70161	0.61960	0.96827	237.8		6740	11218	15962	22281	45947	61772
2.4						6.70161	0.61960	0.96827	1131.0	(5) 117	7148	11207	15067	19735	34448	42836
						6.72698	0.82104	0.63106	703.9		5244	8135	11105	14978	29087	38353
2.5						6.72698	0.82104	0.63106	781.4	(9) 1000	5511	7872	9988	12437	19691	23625
						6.70598	0.64459	0.78515	470.8		6503	10387	14282	19160	35866	46130
2.6						6.70598	0.64459	0.78515	509.0							100842
						6.74797	0.66366	0.27966								
						6.74797	0.66366	0.27966								
						6.76947	0.82409	0.36115								
						6.76947	0.82409	0.36115								
						6.76947	0.82409	0.36115								

Cuadro 3. (Continuación). Resultados del ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III mediante optimización numérica en diez secuencias sintéticas asociadas con los registros históricos de las hidrométricas: Jaina (1), Huites (2) y El Cuchillo (3).

SS	Parámetros estadísticos y variables de ajuste					EEA FO	(ET) EV	Predicciones para los periodos de retorno indicados											
	Núm.	Q <sub>mín</sub>	Q <sub>máx</sub>	S	Cs			Y	Sy	g	10	25	50	100	500	1,000	10,000		
2.7	Método de optimización:	666.9	14356.6	2720.5	2732.7	3.13707	7.70343	0.88393	0.06124	312.2	(12)	1000	6909	10608	14022	18047	30196	36853	66839
	Método indirecto de momentos:						7.62392	0.74457	0.74457	891.5	(7)	80	5213	8347	11637	16003	32359	43351	111187
2.8	Método de optimización:	700.9	11993.1	2857.2	2127.5	1.86984	7.63657	0.76579	0.19143	613.8	(7)	80	5603	8319	10802	13719	22519	27358	49412
	Método indirecto de momentos:						7.73335	0.66471	0.29020	289.5	(6)	74	5452	7853	10034	12587	20289	24539	44107
2.9	Método de optimización:	468.4	10437.9	2692.5	2109.8	1.70218	7.73678	0.71301	0.04271	189.7	(6)	74	5726	8066	10076	12318	18534	21709	34754
	Método indirecto de momentos:						7.64061	0.71956	0.19933	248.0	(28)	253	5309	7743	9946	12516	20194	24386	43341
2.10	Método de optimización:	679.1	10893.4	2831.6	2017.2	1.91519	7.62338	0.80450	-0.00986	142.7	(8)	265	5724	8342	10635	13229	20557	24345	40159
	Método indirecto de momentos:						7.74619	0.63009	0.28975	292.4	(8)	265	5278	7459	9408	11662	18334	21954	38364
3.0	Método de optimización:	34.2	8315.1	1139.6	1517.5	2.92687	7.75596	0.66453	0.07042	163.3	(n = 67)		5494	7595	9379	11352	16766	19501	30648
	Método indirecto de momentos:						6.43843	1.10729	0.03126	247.5	(n = 50)		2521	3800	4846	5945	8646	9852	13925
3.1	Método de optimización:	22.3	6386.6	1065.7	1214.4	2.37622	6.38065	1.20420	-0.48992	160.8	(1)	9	3174	5749	8398	11771	23096	29827	62992
	Método indirecto de momentos:						6.38065	1.32462	-0.09268	311.5	(5)	78	2349	3858	5396	7370	14272	18599	42293
3.2	Método de optimización:	132.2	6101.8	1108.0	1217.7	2.73985	6.60517	0.88037	0.34448	242.1	(5)	78	2527	4019	5436	7144	12478	15486	29531
	Método indirecto de momentos:						6.60517	0.88037	0.39100	301.5	(28)	1000	2341	3836	5359	7314	14152	18442	41964
3.3	Método de optimización:	144.7	6157.1	1106.8	1202.7	2.75813	6.60567	0.95509	0.06444	232.6	(28)	1000	2483	3906	5250	6862	11866	14675	27735
	Método indirecto de momentos:						6.61166	0.87232	0.40218	357.2	(15)	306	3232	6089	9355	13954	32649	45938	132851
3.4	Método de optimización:	103.2	10953.1	1419.8	1979.0	2.99632	6.62530	0.92515	0.08092	199.7	(15)	306	3620	6551	9623	13610	27527	36117	81049
	Método indirecto de momentos:						6.61936	1.11111	0.36816	188.2	(26)	272	2311	4010	5709	7833	14784	18840	38449
3.5	Método de optimización:	49.8	4581.0	884.7	988.2	2.24918	6.60137	1.24127	0.03061	136.5	(14)	1000	2184	3637	5063	6825	12528	15838	31854
	Método indirecto de momentos:						6.27989	1.04611	-0.08732	189.8	(14)	1000	2369	3980	5557	7498	13717	17286	34225
3.6	Método de optimización:	76.9	5046.6	941.9	1050.5	2.34616	6.32529	1.06190	0.03524	304.3	(22)	230	5069	12169	20976	33749	84902	119345	313304
	Método indirecto de momentos:						6.32529	1.06190	0.04000	125.0	(22)	230	5069	12169	20976	33749	84902	119345	313304
3.7	Método de optimización:	37.7	4037.9	1057.5	1101.8	1.33395	6.34471	1.1589	-0.02397	297.0	(14)	151	2561	4114	5519	7130	11693	14027	23446
	Método indirecto de momentos:						6.37797	1.18115	-0.29276	216.0	(14)	151	2180	3192	4023	4908	7142	8174	11846
3.8	Método de optimización:	36.5	5230.6	982.9	1013.4	2.19784	5.84192	2.15555	-0.27186	97.4	(9)	275	2665	4576	6470	8818	16410	20792	41676
	Método indirecto de momentos:						6.43392	1.02116	-0.36515	276.7	(9)	275	3016	5371	7774	10820	21006	27050	56870
3.9	Método de optimización:	43.0	6162.7	1103.7	1325.7	2.34797	6.43992	1.02116	-0.41447	297.0	(9)	275	2665	4576	6470	8818	16410	20792	41676
	Método indirecto de momentos:						6.45012	1.02984	-0.00943	276.7	(6)	251	3096	5329	7554	10326	19369	24634	50043
3.10	Método de optimización:	23.5	9875.7	1343.7	1891.6	2.93085	6.37903	1.18487	-0.05289	248.1	(6)	251	3503	6425	9513	13546	27734	36542	82904
	Método indirecto de momentos:						6.40171	1.26392	-0.05851	523.2	(6)	251	3096	5329	7554	10326	19369	24634	50043
	Método indirecto de momentos:						6.53659	1.17652	-0.03327										
	Método indirecto de momentos:						6.53659	1.17652	-0.03777										
	Método indirecto de momentos:						6.52211	1.27886	0.01592										

Símbolos:  
 SS = serie sintética número (la cero es la histórica).  
 Q<sub>mín</sub> = gasto mínimo observado o generado (m<sup>3</sup>/s).  
 Q<sub>máx</sub> = gasto máximo observado o generado (m<sup>3</sup>/s).  
 Q = gasto promedio observado o generado (m<sup>3</sup>/s).  
 S = desviación estándar del gasto observado o generado (m<sup>3</sup>/s).  
 Cs = coeficiente de asimetría del gasto observado o generado (m<sup>3</sup>/s).  
 n = número de gastos máximos anuales.  
 Y = media logarítmica del gasto observado o generado.  
 Sy = desviación estándar logarítmica del gasto observado o generado.  
 g = coeficiente de asimetría logarítmica del gasto observado o generado.  
 EEA = error estándar de ajuste (m<sup>3</sup>/s).  
 FO = función objetivo igual al EEA.  
 (ET) = número de etapas realizado (máximo 30).  
 EV = número de evaluaciones efectuadas de la FO (máximo 1,000).

predicciones asociadas con periodos de retorno de hasta cien años permanecen dentro del orden de magnitud tanto entre las series sintéticas como en relación con el registro histórico, lo cual da confianza al método propuesto. En altos periodos de retorno, las predicciones lógicamente dependen del número y magnitud de los gastos o valores extremos (*outliers*), caracterizados en el cuadro 3 mediante  $Q_{\text{máx}}$ . En todas las treinta series sintéticas se tuvo convergencia del algoritmo, a pesar de que en cinco de ellas se alcanzó el máximo de evaluaciones de la función objetivo.

## Conclusiones

Primera. Los resultados del cuadro 1 ponen de manifiesto que el planteamiento propuesto —por optimización numérica— mejora los resultados de los otros métodos

de ajuste disponibles para la distribución Log-Pearson tipo III. Mejoría que ha sido cuantificada a través del error estándar de ajuste y de la correspondencia en orden de magnitud de las predicciones asociadas con siete periodos de retorno, los cuales fluctuaron de diez a diez mil años.

Segunda. Los resultados del cuadro 2 destacan un mejor desempeño del algoritmo de Rosenbrock cuando la función objetivo a minimizar es el error absoluto de ajuste. Lo anterior se deduce por un menor número de evaluaciones de la función objetivo y por sólo dos registros en donde hay que limitar el número de etapas por realizar.

Tercera. Como ya se indicó, el procedimiento sugerido a través de optimización alcanza mejores ajustes, lo cual se mide a partir del error estándar de ajuste y el error absoluto de ajuste. Además, en general, conduce a predicciones que coinciden con las del resto de los métodos de ajuste más recientes que están disponibles

## Apéndice 1. Datos generales y parámetros estadísticos de los 31 registros históricos utilizados.

Núm.	Ubicación del registro y referencia	<i>n</i>	Media	<i>S</i>	<i>Cs</i>	<i>g</i>
1	Ejemplo 6.3, tabla 6.2. [P1]	16	1704.4	794.5	0.749	-0.116485
2	Río Nackawic en 01AK007, Canadá [G1]	21	55.8	23.0	0.904	0.193725
3	Río Maury en Lexington, Virginia, EUA [V2]	26	328.6	212.0	2.445	0.375364
4	Río Ouse en Skelton, Inglaterra [M2]	28	351.3	96.8	1.361	0.680302
5	Río Tana en Garissa, Kenia [J1]	31	839.0	605.4	2.057	0.399999
6	Río Irwell en Adelphi Weir, Inglaterra [C7]	31	231.7	90.1	0.702	-0.409628
7	Cypress Creek en Houston, Texas, EUA [B1]	31	117.3	93.8	1.659	-0.935623
8	Río Nidd en Hunsingore, Inglaterra [N1]	35	136.7	60.7	1.042	0.339759
9	Río Valles en Santa Rosa, San Luis Potosí, México [C4]	36	789.4	601.9	1.216	-0.646691
10	Río Floyd en James, Iowa, EUA [H2]	39	191.7	331.2	4.742	0.356627
11	Río Sinaloa en Jaina, Sinaloa, México [C2]	40	1126.0	1117.9	3.971	0.964589
12	Río Guadalupe en Victoria, Texas, EUA [C9]	44	801.0	851.2	3.149	-0.067219
13	Río Manawatu, Nueva Zelanda [R1]	45	1734.2	802.1	1.175	-0.078279
14	Río Saskatchewan en Edmonton, Canadá [V1]	47	50.0	31.0	2.374	0.748404
15	Río Santiago en Carrizal, Nayarit, México [C8]	50	2699.8	1368.6	1.294	0.270719
16	Río Bow en Banff, Alberta, Canadá [B3]	53	221.9	60.3	0.446	-0.131028
17	Río Fuerte en Huites, Sinaloa, México [C6]	53	3176.4	3235.6	2.358	0.755562
18	Río Clearwater en Karmiah, Idaho, EUA [L1]	55	1556.6	466.8	0.683	-0.048459
19	Río San Rodrigo en Cerca del Moral, Coahuila, México [C1]	55	327.8	545.0	2.708	0.094582
20	Ríos Tennessee en Chattanooga, EUA [J2]	57	208.6	58.2	0.338	-0.440041
21	Río Waimakariri en Old Bridge, Nueva Zelanda [G2]	57	1490.7	707.2	1.707	0.695341
22	Río Piscataquis en Dover-Foxcroft, Maine, EUA [M1]	58	244.1	116.9	1.145	-0.065757
23	Río St. Marys en Stillwater, Nva. Escocia, Canadá [K1]	59	409.6	147.9	1.417	0.235011
24	Río Kentucky en Salvisa, EUA [H1]	66	1911.6	593.3	0.076	-0.810869
25	Río San Juan en El Cuchillo, Nuevo León, México [C5]	67	1139.6	1517.5	2.927	0.031263
26	Río Harricana en Amos, Québec, Canadá [B2]	69	191.3	48.0	0.861	-0.040619
27	Río Támesis en Teddington, Inglaterra [W1]	85	319.5	124.6	1.179	-0.210375
28	Río Támesis en Kingston, Inglaterra [M2]	113	324.5	118.8	1.054	-0.286107
29	Río Tropaón en Tamuín (m), San Luis Potosí, México [C3]	21	21.70	2.4	-0.667	-0.923280
30	Precip. máx. anual (mm) en Bever, Suiza [S1]	70	47.5	13.0	0.782	-0.028070
31	Vel. máx. de viento (km/h) en Shieffield, Inglaterra [M2]	72	66.3	15.8	0.628	0.180233

*n* = número de datos.

*S* = desviación estándar.

*Cs, g* = coeficiente de asimetría de los datos y sus logaritmos.

para la distribución Log-Pearson tipo III. Lo anterior genera una confianza en tales estimaciones o predicciones, sobre todo procediendo de enfoques de ajuste tan diversos desde el punto de vista estadístico.

Cuarta. Los resultados del contraste entre los métodos indirecto de momentos y el propuesto mediante optimización, utilizando treinta series sintéticas de cincuenta años cada una, muestran un mejor desempeño estadístico del segundo, ello medido a partir del error estándar de ajuste.

Quinta. Finalmente, al disponer ahora de dos valores más de las predicciones para cada periodo de retorno, es factible y más confiable valorar los intervalos de confianza de tales estimaciones por medio del enfoque de las subrutinas Bootstrap (Metcalf, 1997; Campos, 2001a).

## Referencias del apéndice 1

- [B1] Bedient, P.B. y W.C. Huber, *Hydrology and Floodplain Analysis*, Addison-Wesley Publishing Co. Reading, Massachusetts, 1988, pp. 142-156.
- [B2] Bobée, B. y F. Ashkar, *The Gamma Family and Derived Distributions Applied in Hydrology*, Water Resources Publications, Littleton, Estados Unidos de América, 1991, pp. 1-12.
- [B3] Bruce, J.P. y R.H. Clark, *Introduction to Hydrometeorology*, Pergamon Press, Oxford, 1977, pp. 157-158.
- [C1] Campos A., D.F., "Análisis probabilístico de avenidas máximas con poblaciones mezcladas", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. II, núm. 3, septiembre-diciembre, 1987, pp. 9-18.
- [C2] Campos A., D.F., "Aplicación del método de índice de crecientes en la región hidrológica número 10, Sinaloa", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. IX, núm. 3, septiembre-diciembre, 1994, pp. 41-55.
- [C3] Campos A., D.F., "Caracterización hidrológica de crecientes en la cuenca baja del río Pánuco con base en niveles máximos anuales", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XI, núm. 2, mayo-agosto, 1996, pp. 15-31.
- [C4] Campos A., D.F., "Análisis de frecuencia de crecientes por medio de métodos no paramétricos", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XI, núm. 3, septiembre-diciembre, 1996, pp. 25-34.
- [C5] Campos A., D.F., "Revisión de la creciente de diseño de la presa El Cuchillo, en el estado de Nuevo León, México", *XVIII Congreso Latinoamericano de Hidráulica (IAHR)*, vol. 1, Oaxaca, México, 1998, pp. 349-357.
- [C6] Campos A., D.F., "Hacia el enfoque global en el análisis de frecuencia de crecientes", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XIV, núm. 1, enero-abril, 1999, pp. 23-42.
- [C7] Clarke, R.T., "The Estimation of Floods with Given Return Period", capítulo 5 en *Mathematical Models in Hydrology*, Irrigation and Drainage Paper 19, FAO, Roma, 1973, pp. 130-146.
- [C8] CFE (Comisión Federal de Electricidad), *Proyecto hidroeléctrico Aguamilpa, Nay.*, México, D.F., 1991, pp. 6-7.
- [C9] Chow, V.T., D.R. Maidment y L.W. Mays, *Applied Hydrology*, McGraw-Hill International Editions, Nueva York, 1988, pp. 381-382.
- [G1] Gingras, D. y K. Adamowski, "Coupling of Non-Parametric Frequency and L-Moment Analysis for Mixed Distribution Identification", *Water Resources Bulletin*, vol. 28, núm. 2, 1992, pp. 263-272.
- [G2] Griffiths, G.A., "A Theoretically Based Wakeby Distribution for Annual Flood Series", *Hydrological Sciences Journal*, vol. 34, núm. 3, 1989, pp. 231-248.
- [H1] Haan, C.T., *Statistical Methods in Hydrology*, The Iowa State University Press, Ames, Iowa, 1977, pp. 136-137.
- [H2] HEC (Hydrologic Engineering Center), *Flood Flow Frequency Analysis*, Users Manual, Davis, Estados Unidos de América, 1982, pp. 15-22.
- [J1] Jenkinson, A.F., "Statistics of Extremes" capítulo 5 en *Estimation of Maximum Floods*, nota técnica 98, World Meteorological Organization, Ginebra, 1969, pp. 183-210.
- [J2] Jowitt, P.W., "The Extreme-Value Type-1 Distribution and the Principle of Maximum Entropy", *Journal of Hydrology*, vol. 42, 1979, pp. 23-38.
- [K1] Kite, G.W., "Data", capítulo 2 en *Frequency and Risk Analyses in Hydrology*, Water Resources Publication, Fort Collins, 1977, pp. 4-26.
- [L1] Linsley, R.K., M.A. Kohler y J.L.H. Paulhus, *Hidrología para ingenieros*, Editorial McGraw-Hill Latinoamericana, S.A., Bogotá, 1977, pp. 289-290.
- [M1] McCuen, R.H., *Hydrologic Analysis and Design*, Prentice Hall, Inc., New Jersey, 1989, pp. 189-1991.
- [M2] Metcalfe, A.V., "Selected Data Tables" apéndice 16 en *Statistics in Civil Engineering*, Arnold Publishers, Londres, 1997, pp.367-384.
- [N1] NERC (Natural Environment Research Council), *Flood Studies Report*, vol. I, Hydrological Studies, Londres, 1975, pp. 96-97.
- [P1] Ponce, V.M., "Principles and Practices", *Engineering Hydrology*, Prentice Hall, New Jersey, 1989, pp. 215-216.
- [R1] Raudkivi, A.J., *Hydrology. An Advanced Introduction to Hydrological Processes and Modeling*, Pergamon Press, Oxford, 1979, pp. 406-407.
- [S1] Sevruk, B. y H. Geiger, "Selection of Distribution Types for Extremes of Precipitation", *Operational Hydrology Report No. 15*, World Meteorological Organization, Ginebra, 1981, pp. 59-64.
- [V1] Van Montfort, M.A.J., "On Testing that the Distribution of Extremes is of Type I when Type II is the Alternative", *Journal of Hydrology*, vol. 11, 1970, pp. 421-427.

- [V2] Viessman, W., J.W. Knapp, G.L. Lewis y T.E. Harbaugh, *Introduction to Hydrology*, Harper & Row Publishers, Nueva York, 1977, pp. 185-187.
- [W1] Wilson, E.M., *Engineering Hydrology*, The MacMillan Press Ltd., Londres, 1974, pp. 185-191.

Recibido: 22/09/2000  
Aprobado: 08/01/2002

## Referencias

- Abramowitz, M. e I.A. Stegun, "Gamma Function and Related Functions", capítulo 6 en *Handbook of Mathematical Functions*, Dover Publications, Inc., novena edición, Nueva York, 1972, pp. 255-296.
- Benson, M.A., "Plotting Positions and Economics of Engineering Planning", *Journal of Hydraulics Division*, vol. 88, HY6, 1962, pp. 57-71.
- Bobée, B. y R. Robitaille, "The Use of the Pearson Type 3 and Log Pearson Type 3 Distributions Revisited", *Water Resources Research*, vol. 13, núm. 2, 1977, pp. 427-443.
- Campos A., D.F., "Estimación de los parámetros óptimos de la distribución Gumbel mixta por medio del algoritmo de Rosenbrock", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. IV, núm. 1, enero-abril, 1989, pp. 9-18.
- Campos A., D.F., "Análisis de frecuencia de crecientes con una mezcla de dos distribuciones Normales ajustada por medio de optimización", *Memorias del XV Congreso Nacional de Hidráulica (AMH)*, 1998, Oaxaca, México, pp. 819-826.
- Campos A., D.F., "Hacia el enfoque global en el análisis de frecuencia de crecientes", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XIV, núm. 1, enero-abril, 1999, pp. 23-42.
- Campos A., D.F., "Contraste de cinco métodos de ajuste de la distribución GVE en 31 registros históricos de eventos máximos anuales", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XVI, núm. 2, abril-junio, 2001a, pp. 77-92.
- Campos A., D.F., "Contraste de dos procedimientos de ajuste de la distribución Wakeby en modelación probabilística de crecientes", *Agrociencia*, vol. 35, núm. 4, julio-agosto, 2001b, pp. 429-439.
- Campos A., D.F., "Contraste de seis métodos de ajuste de la distribución Log-Pearson tipo III en 31 registros históricos de eventos máximos anuales", *Ingeniería Hidráulica en México*, vol. XVII, núm. 2, abril-junio, 2002, pp. 77-97.
- Clarke, R.T., "The Generation of Synthetic Sequences of a Single Hydrological Variable", capítulo 2 en *Mathematical Models in Hydrology*, Irrigation and Drainage Paper 19, FAO, Roma, 1973, pp. 19-72.
- Chow, V.T., "Statistical and Probability Analysis of Hydrologic Data. Part I: Frequency Analysis", sección 8-1 en *Handbook of Applied Hydrology*, Chow, Ven Te (editor en jefe), McGraw-Hill Book Co., Nueva York, 1964, pp. 8-1 a 8-42.
- Escalante, C., "Multivariate Extreme Value Distribution With Mixed Gumbel Marginals", *Journal of the American Water Resources Association*, vol. 34, núm. 2, 1998, pp. 321-333.
- Kite, G.W., "Pearson Type III Distribution", "Comparison of Frequency Distributions", capítulos 9 y 12 en *Frequency and Risk Analyses in Hydrology*, Water Resources Publications, Fort Collins, 1977, pp. 105-122 y 156-168.
- Kuester, J.L. y J.H. Mize, "Multivariable Unconstrained Methods", capítulo 9 en *Optimization Techniques with Fortran*, McGraw-Hill Book Co., Nueva York, 1973, pp. 297-365.
- Metcalfe, A.V., "Bootstrap Methods for Confidence Intervals", apéndice 4 en *Statistics in Civil Engineering*, Arnold Publishers, Londres, 1997, pp. 325-326.
- NERC (Natural Environment Research Council), "Hydrological Studies" (volumen 1), "Statistics for Flood Hydrology" (capítulo 1) en *Flood Studies Report*, Londres, 1975, pp. 24-106.
- Singh, V.P. y K. Singh, "Parameter Estimation for Log-Pearson Type III Distribution by POME", *Journal of Hydraulic Engineering*, vol. 114, núm. 1, 1988, pp. 112-122.
- WRC (Water Resources Council), *Guidelines for Determining Flood Flow Frequency*, Bulletin # 17A of the Hydrology Committee, U.S. Water Resources Council, edición revisada, Washington, D.C., 1977.
- Yevjevich, V., "Parameters and Order-Statistics as Descriptors of Distributions", capítulo 6 en *Probability and Statistics in Hydrology*, Water Resources Publications, Fort Collins, 1972, pp. 99-117.

#### Abstract

Campos Aranda, D.F., "Fitting of the Log-Pearson Type III Distribution through Unconstrained Numerical Optimization", Hydraulic Engineering in Mexico (in Spanish), vol. 17, no. 4, pages 115-128, October-December, 2002.

Firstly, the importance of flood frequency analysis (FFA) is pointed out when design flows are estimated and hydrometric information is available. Log-Pearson type III distribution (LP3) has been established as a basic model of the FFA. Now, in this work, the fitting of that distribution is proposed for the available sample by unconstrained numerical optimization, using the Rosenbrock algorithm to minimize the non-linear objective function given by the quadratic mean error and the absolute mean error. Three variables to be optimized are considered: the mean, the standard deviation, and the skew coefficient of the natural logarithms of data. The results of the indirect moments method are taken as initial values. It was found that the suggested procedure always improves the best LP3 distribution fittings in the 31 records of annual maximum events. These fittings were previously tested with six methods. Moreover, a test through simulation was made between the indirect moments method and the one proposed, using 30 synthetic sequences, which proved that the second procedure was better. On the other hand, there is a great similarity in the magnitude of the predictions obtained with the other methods and with the one proposed; these predictions are associated to seven return periods, which varied from 10 to 10,000 years. The above allows a more objective and reliable selection of the searched predictions.

**Keywords:** floods, LP3 distribution, fitting methods, optimization, simulation.

#### Dirección institucional del autor:

Daniel Francisco Campos Aranda

Centro de Investigación y Estudios de Posgrado (CIEP)  
Universidad Autónoma de San Luis Potosí (UASL)  
Facultad de Ingeniería (FI)  
Dr. Manuel Nava 8, Zona Universitaria  
78290 San Luis Potosí, San Luis Potosí, México.  
Teléfono y Fax: (52) (444) 817 3381  
Correo electrónico: dcampos@uaslp.mx