## 4.3.1. Modélisation des HDF

Le diagramme de dispersion de la variation de la hauteur de la pluie avec la durée, pour une fréquence donnée (fig. 40-a), suggère l'utilisation de modèles curvilignes croissants dont les paramètres sont à déterminer par la méthode des moindres carrés. On obtient alors des résultats ponctuels ou par station. Pour des fins de régionalisation, les données adimensionnelles sont préférables. Au lieu de calculer la relation H = f(D, T), on a travaillé sur la forme réduite décrite par l'équation :

$$\frac{H(D,T)}{P_{24}} = f\left(\frac{D}{24}\right)$$
(51)

où H(D, T) est la hauteur de pluie de durée D et de période de retour T et  $P_{24}(T)$  est la pluie maximale de même fréquence enregistrée en 24 heures. Les séries ainsi réduites ont fait l'objet d'une analyse corrélatoire en usant des modèles ci-dessous intégrés dans *STATGRAPHICS*; y étant la variable expliquée  $\left[\frac{H(D,T)}{P_{24}}\right]$ , x la variable explicative  $\left[\frac{D}{24}\right]$ ,  $\beta_0$  et  $\beta_1$ sont les paramètres du modèle :

- Linéaire  $y = \beta_0 + \beta_1 x$  (52)
- Racine carré Y :  $y = (\beta_0 + \beta_1 x)^2$ (53)
- Exponentiel:  $y = e^{(\beta_0 + \beta_1 x)}$  (54)
- Y carré :  $y = \sqrt{\beta_0 + \beta_1 x}$ (55)
- Racine carré X :  $y = \beta_0 + \beta_1 \sqrt{x}$  (56)
- Double racine carré :  $y = (\beta_0 + \beta_1 \sqrt{x})^2$  (57)
- Log Y- Racine carré X :  $y = e^{(\beta_0 + \beta_1 \sqrt{x})}$  (58)
  - Y carré-Racine carré X :  $y = \sqrt{\beta_0 + \beta_1 \sqrt{x}}$  (59)
- Logarithmique X :  $y = \beta_0 + \beta_1 \ln (x)$  (60)
- Racine carré Y-Log X :  $y = (\beta_0 + \beta_1 \ln \frac{1}{2}x))^2$  (61)
- Multiplicatif:  $y = \beta_0 x^{\beta_1}$  (62)

- Y carré- Log X : 
$$y = \sqrt{\beta_0 + \beta_1 \ln (x)}$$
(63)

-	Double réciproque :	$y = \left[\beta_0 + \frac{\beta_1}{x}\right]^{-1}$	(64)
---	---------------------	---	------

- Carré X :  $y = \beta_0 + \beta_1 x^2$ (65)
- Racine carré Y-Carré X :  $y = (\beta_0 + \beta_1 x^2)^2$  (66)
- Log Y-Carré X :  $y = e^{(\beta_0 + \beta_1 x^2)}$  (67)
- Double carré :  $y = \sqrt{\beta_0 + \beta_1 x^2}$  (68)
- Réciproque X :  $y = \beta_0 + \frac{\beta_1}{x}$  (69)

Ces modèles peuvent être linéarisés en transformant soit x, soit y, soit les deux. Lors de l'ajustement d'un modèle non linéaire, *STATGRAPHICS* transforme d'abord les données, puis ajuste le modèle et enfin inverse la transformation pour afficher les résultats. A titre d'exemple, le tableau 62 ci-après résume les résultats des paramètres de quelques modèles décrivant la relation HDF sans dimension exprimée par l'équation (51) ci-dessus à la station de Tébessa pour une période de récurrence de 10 ans.

Tableau 62. Comparaison des modèles alternatifs (classement STATGRAPHICS)

Modèle	Equation	а	b	Corrélation (R)	$R^{2}(\%)$	EAM
Racine carrée Y, log X	61	0,981	0,093	0,9982	99,64	0,007
Y carré, racine carrée X	59	0,016	0,963	0,9968	99,36	0,019
Log X	60	0,925	0,136	0,9934	98,68	0,021
Multiplicatif	62	1,03	0,264	0,9897	97,96	0,048
Racine carrée X	56	0,277	0,777	0,9717	94,41	0,047
Double réciproque	64	1,462	0,015	0,9626	92,66	0,257
Log Y, racine carrée X	58	-0,184	1,398	0,8986	80,75	0,158
Linéaire	52	0,412	0,709	0,8977	80,59	0,089
:	:	:	:	:	:	:
Exponentiel	54	-0,926	1,215	0,7906	62,50	0,227
Réciproque X	69	0,689	0,002	-0,7428	55,18	0,138

Dans ce tableau, les constantes *a* et *b* sont, respectivement, les estimateurs de  $\beta_0$  et  $\beta_1$ ,  $R^2$  est le coefficient de détermination et *EAM* correspond à l'erreur absolue moyenne entre les valeurs observées et celles prédites par le modèle. Si on se réfère aux résultats des différentes corrélations fournis par *STATGRAPHICS*, on s'aperçoit que les modèles sont classés en fonction du coefficient de détermination  $R^2$ , une mesure du pourcentage de la variance expliquée par le modèle par rapport à la variance totale. Ce qui a permis de procéder à un premier tri. La majorité des modèles dont le  $R^2$  est inférieur à 70 % ont été a priori écartés bien que la force de liaison entre les variables soit bonne. Ainsi, dans le cas de Tébessa, les modèles *Exponentiel* et *Réciproque X* (tableau 62) ont été rejetés.

Plus finement, l'examen de l'ensemble des résultats de l'analyse par régression (toute station et toute période de récurrence confondue) montre que certains modèles ne s'appliquent pas à un certain niveau de probabilité (cas du modèle *Exponentiel* pour la station de Redjas Ferada où le  $\mathbb{R}^2$  est inférieur à 65% pour les périodes de récurrence de 10 à 100 ans) ou bien ils fournissent des valeurs prévues négatives, notamment pour les averses de courtes durées (5 min à 15 min (cas du modèle *Carré Y-Log X* pour les stations de Jijel, Pont Bouchet, Guelma, Aioun Settara et Tébessa) ou excessivement grandes (cas du modèle Double racine carrée pour les stations de Jijel et Aioun Settara). Ces modèles ont été également exclus de la phase de calibration. Seuls les modèles logarithmique (Eq. 60) et géométrique ou multiplicatif (Eq. 62) sont présents à tous les niveaux de probabilité avec des coefficients de détermination et des résidus moyens pratiquement acceptables (tableaux 63 à 67).

٨	Aultiplica	<i>tif</i> : $\frac{H(D,T)}{P_{24}(T)}$	$\frac{a}{a} = a \times ($	$\left(\frac{D}{24}\right)^b$		Semi-logarithn	nique: $\frac{H}{P_2}$	$\frac{(D,T)}{(4,T)} = \left[ e^{\frac{(D,T)}{4}} \right]$	$a + b \times b$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$
Dowowedtwoo	Inte	rvalle de ré	écurrence	en ann	ées	Intervall	e de récu	rrence e	n années	5
Parametres	2	10	25	50	100	2	10	25	50	100
a	1,12	1,02	0,98	0,96	0,95	0,89	0,87	0,86	0,85	0,85
b	0,414	0,323	0,290	0,269	0,248	0,160	0,139	0,130	0,124	0,117
<b>R</b> <sup>2</sup> (%)	97	94	91	87	81	97	96	93	90	86
EAM	0,11	0,11	0,12	0,14	0,16	0,04	0,04	0,05	0,06	0,07
					Bousnit	)				
a	1,11	1,03	1,01	1,01	1,00	0,97	0,93	0,92	0,91	0,90
b	0,354	0,349	0,359	0,373	0,384	0,180	0,175	0,176	0,178	0,180
$R^{2}(\%)$	98	100	100	100	92	98	95	94	93	92
EAM	0,06	0,02	0,02	0,03	0,04	0,03	0,06	0,06	0,07	0,07
				Ch	effia Bar	rage				
a	1,00	0,92	0,89	0,89	0,86	0,85	0,83	0,83	0,83	0,83
b	0,365	0,343	0,334	0,328	0,321	0,147	0,145	0,146	0,148	0,147
<b>R</b> <sup>2</sup> (%)	97	97	95	93	89	94	85	81	78	75
EAM	0,08	0,10	0,11	0,13	0,16	0,05	0,09	0,11	0,12	0,13
					Ain Asso	el				
a	1,09	0,91	0,88	0,89	0,91	0,94	0,85	0,84	0,83	0,85
b	0,389 0,304 0,273 0,263 0,253		0,255	0,182	0,152	0,139	0,133	0,130		
<b>R</b> <sup>2</sup> (%)	$\mathbf{R}^2$ (%) 99 96 92 87 83		98	89	85	82	81			
EAM	0,06	0,08	0,10	0,13	0,14	0,03	0,07	0,07	0,07	0,07

Tableau 63. Bassin versant des côtiers constantinois- Résultats des modèles adoptés.

М	lultiplica	<i>tif</i> : $\frac{H(D,T)}{P_{24}(T)}$	$\frac{a}{a} = a \times (a \times (a \times a))$	$\left(\frac{D}{24}\right)^b$		Semi-logarithi	mique: $\frac{H}{P_2}$	$\frac{(D,T)}{(4,(T))} = \left[ e^{\frac{(D,T)}{4}} \right]$	$a + b \times b$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$				
Davamàtuca	Inte	rvalle de ré	currence	en ann	ées	Interval	e de récu	rrence e	n années	5				
Parametres	2	10	25	50	100	2	10	25	50	100				
	Foum Toub													
a	1,09	0,98	0,95	0,94	0,93	0,93	0,88	0,87	0,87	0,87				
b	0,353 0,284 0,263 0,249 0,233				0,158	0,137	0,131	0,126	0,122					
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	97 99 99 98		98	97	96	96	96	96	95					
EAM	0,07	0,03	0,03	0,05	0,07	0,05	0,04	0,03	0,03	0,04				
				Fo	oum El G	Jueis								
a	0,91	0,79	0,74	0,72	0,70	0,87	0,77	0,74	0,72	0,71				
b	0,258	0,255	0,258	0,260	0,263	0,135	0,123	0,119	0,117	0,116				
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	95	88	86	85	84	87	77	73	70	67				
EAM	0,10	0,13	0,14	0,15	0,15	0,08	0,09	0,10	0,11	0,11				

Tableau 64. Bassin versant des Hauts Plateaux constantinois- Résultats des modèles adoptés.

## Tableau 65. Bassin versant du Kébir-Rhumel- Résultats des modèles adoptés.

Mu	ltiplica	tif :	$\frac{H(D,T)}{P_{24}(T)} =$	$a \times \left(\frac{D}{24}\right)^b$		Semi-loga	rithmique: $\frac{H(I)}{P_{24}}$	$\frac{D,T}{D(T)} = \left[a\right]$	$a + b \times b$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$
Danamàtras	Inte	ervalle	de récu	rrence en a	nnées	Interv	alle de récuri	rence en	années	
Parametres	2	10	25	50	100	2	10	25	50	100
					Redjas F	rada				
а	0,92	1,02	1,14	1,27	0,84	0,98	1,08	1,17	0,84	0,89
b	0,336	0,316	0,316	0,316	0,147	0,154	0,165	0,175	0,147	0,147
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	98	98	92	86	89	96	91	83	89	96
EAM	0,07	0,07	0,14	0,19	0,08	0,05	0,07	0,12	0,08	0,04
					Chelghoun	n Laid				
a	1,07	1,14	1,17	1,22	1,25	0,98	1,03	1,05	1,09	1,11
b	0,329	0,307	0,295	0,288	0,289	0,180	0,177	0,174	0,175	0,176
$R^{2}(\%)$	95	97	96	92	90	92	97	96	95	94
EAM	0,10	0,06	0,07	0,10	0,12	0,06	0,05	0,04	0,04	0,05
					Ouled Rah	imoun				
a	1,32	1,00	0,82	0,69	0,58	1,06	0,87	0,76	0,69	0,62
b	0,371	0,367	0,362	0,354	0,313	0,175	0,157	0,142	0,131	0,115
$R^{2}(\%)$	92	99	94	86	75	98	92	81	72	62
EAM	0,15	0,04	0,13	0,21	0,27	0,03	0,07	0,10	0,12	0,13
					Settar	a				
a	1,12	1,14	1,16	1,18	1,12	0,90	0,93	0,96	0,98	1,01
b	0,456	0,406	0,409	0,390	0,456	0,197	0,195	0,194	0,194	0,193
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	99	98	97	95	99	95	<u>9</u> 6	97	97	97
EAM	0,06	0,08	0,09	0,11	0,06	0,06	0,05	0,04	0,04	0,04

N	Iultiplica	<i>tif</i> : $\frac{H(D,T)}{P_{24}(T)}$	$\frac{a}{a} = a \times (a \times (a \times a))$	$\left(\frac{D}{24}\right)^b$		Semi-logarithm	ique: $\frac{H(}{P_2}$	$\frac{(D,T)}{(4(T))} = \left[ a \right]$	$a + b \times b$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$
Daramàtros	Inte	rvalle de ré	écurrence	en ann	ées	Intervalle	de récu	rrence e	n années	5
Parametres	2	10	25	50	100	2	10	25	50	100
				Ch	eikh Abd	lallah				
a	1,07	1,01	0,97	0,95	0,93	0,99	0,95	0,93	0,92	0,90
b	0,389	0,362	0,345	0,333	0,319	0,230	0,215	0,207	0,200	0,194
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	99	99	99	98	97	98	97	95	93	91
EAM	0,05	0,03	0,03	0,05	0,06	0,03	0,04	0,05	0,05	0,06
					Tébess	a				
a	1,14	1,03	1,01	0,99	1,02	0,97	0,93	0,91	0,91	0,90
b	0,333	0,264	0,255	0,252	0,250	0,157	0,136	0,133	0,132	0,131
$\mathbf{R}^{2}(\%)$	96	98	99	99	99	99	99	98	98	97
EAM	0,09	0,05	0,04	0,03	0,04	0,02	0,02	0,04	0,03	0,03
					Ain Zerg	ga				
a	0,99	1,04	1,06	1,08	1,10	0,96	1,00	1,02	1,03	1,05
b	0,258	0,269	0,279	0,287	0,294	0,174	0,184	0,192	0,197	0,203
$R^{2}(\%)$	97	98	97	97	96	97	99	98	97	96
EAM	0,04	0,03	0,04	0,05	0,06	0,03	0,02	0,03	0,03	0,04

Tableau 66. Bassin versant de Medjerda-Mellegue - Résultats des modèles adoptés.

Tableau 67. Bassin versant de la Seybouse - Résultats des modèles adoptés.

Mult	iplicati	$f:  \frac{H(I)}{P_{24}}$	$\frac{D(T)}{(T)} = a$	$\times \left(\frac{D}{24}\right)^b$			Semi-logarithn	nique: $\frac{H}{P_2}$	$\frac{(D,T)}{(24(T))} = \left[ a \right]$	$a + b \times b$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$
Dawawaàtwaa	Interv	alle de	récurre	nce en a	années	-	Intervall	e de récu	rrence e	n années	5
Parametres	2	10	25	50	100	-	2	10	25	50	100
					Aic	oun Setta	ıra				
a	a1,201,141,151,141,19b0,3860,3080,2880,2640,257							0,96	0,98	0,98	1,02
b	0,386	0,308	0,288	0,264	0,257		0,154	0,146	0,140	0,133	0,133
$R^{2}(\%)$	94	90	85	81	77		99	99	96	92	87
EAM	0,14	0,14	0,17	0,19	0,21		0,02	0,02	0,04	0,06	0,08
					Т	amlouka	ı				
a	1,06	1,04	1,03	1,02	1,02	1,06	0,96	0,97	0,98	0,99	1,00
b	0,320	0,200	0,155	0,118	0,086	0,320	0,162	0,121	0,103	0,100	0,069
$\mathbf{R}^{2}$ (%)	97	97	90	87	84	97	92	98	94	90	86
EAM	0,08	0,05	0,07	0,07	0,05	0,08	0,07	0,03	0,04	0,04	0,04
					(	Guelma					
a	1,02	1,01	1,01	1,03	1,05	1,02	0,87	0,91	0,93	0,96	0,98
b	0,354	0,308	0,301	0,299	0,298	0,354	0,150	0,151	0,155	0,159	0,162
$\mathbf{R}^{2}$ (%)	<b>%)</b> 97 98 95 94 92		97	94	91	90	89	87			
EAM	0,06	0,07	0,10	0,12	0,13	0,06	0,06	0,07	0,08	0,08	0,09

Mult	iplicati	$f: \frac{H(l)}{P_{24}}$	$\frac{D(T)}{D(T)} = a$	$\times \left(\frac{D}{24}\right)^b$			Semi-logarithi	mique: $\frac{H}{P_2}$	$\frac{(D,T)}{24(T)} = \left[ e^{\frac{D}{24}(T)} \right]$	$a + b \times$	$ln\left(\frac{D}{24}\right)$		
Denemeètree	Interv	valle de	récurre	nce en a	années		Interval	e de récu	rrence e	n année:	5		
Parametres	2	10	25	50	100		2	10	25	50	100		
Ain Berda													
a	1,02	1,05	1,10	1,13	1,17		0,85	0,87	0,90	0,92	0,94		
b	0,396	0,402	0,405	0,405	0,407		0,155	0,158	0,162	0,164	0,168		
<b>R</b> <sup>2</sup> (%)	98	98	98	97	96		93	94	95	96	97		
EAM	0,07	0,07	0,09	0,11	0,12		0,06	0,06	0,05	0,05	0,04		
					Por	nt Bouch	et						
a	1,07	1,01	1,00	1,01	1,02		0,88	0,84	0,83	0,82	0,81		
b	0,384	0,411	0,437	0,445	0,468		0,154	0,155	0,158	0,160	0,162		
$R^{2}(\%)$	96	99	99	99	99		96	92	90	89	87		
EAM	0,09	0,06	0,06	0,06	0,06		0,04	0,06	0,07	0,08	0,09		

Tableau 67. Suite

Faut-il encore ajouter que les deux modèles, communément appelés logarithmique et semilogarithmique, s'apprêtent bien à une généralisation dans la mesure où la constante a est proche de l'unité et seul le paramètre b varie d'une station à l'autre (tableaux ci-dessus). Par conséquent, les modèles retenus peuvent enfin être décrits par les équations suivantes :

- Modèle géométrique : 
$$H(D,T) = P_{24}(T) \times \left(\frac{D}{24}\right)^b$$
 (70)

- Modèle logarithmique :  $H(D,T) = P_{24}(T) \times \left[1 + b \times ln\left(\frac{D}{24}\right)\right]$  (71)

Ces deux modèles feront l'objet de validation ultérieurement.

## 4.3.2. Modélisation des IDF

Comme il a été mentionné plus haut, la représentation graphique sous forme de courbes IDF montre que statistiquement, plus une pluie est longue, plus l'intensité moyenne est faible, pour une fréquence donnée. De même, l'intensité de l'averse augmente avec l'intervalle de récurrence pour une même durée d'aggrégation (Fig. 40-b). Ce qui signifie que la relation I(D,T) doit être représentée par une fonction curviligne décroissante.

Dans ce travail, les courbes IDF, les plus répandues dans la pratique, sont établies pour 18 stations pluviométriques du Nord-est algérien contenant au moins 7 années d'observations fiables. Pour obtenir un bon lissage, les courbes empiriques sont construites pour 16 périodes de retour allant de 2 à 100 ans. Ces dernières peuvent également être synthétisées par un modèle analytique. Différentes formules d'ajustements statistiques sont proposées dans la litérature pour représenter mathématiquement l'évolution de l'intensité de la pluie en fonction de sa durée (Grisollet, 1948 ; Bell, 1969; Chen, 1983; Aron et al. 1987; Kouthyari et Garde, 1992, Rashid et al., 2012), on cite à titre d'exemple, les modèles suivants:

Sherman (1931): 
$$I = \frac{cT^m}{(D+f)^{b'}}$$
 (72)

Bernard (1932): 
$$I = \frac{cT^m}{D^{b'}}$$
(73)

Horner (1936): 
$$I = \frac{a}{(D+f)^{b'}}$$
 (74)

Talbot (in Grisollet, 1948): 
$$I = \frac{a}{D+b'}$$
(75)

**-T** m

$$I = \frac{a}{D^{b'} + f} \tag{76}$$

Talbot (modifié, in Chow et al., 1988) :

Montana (in Laborde, 2009):

Wenzel (1982) :

$$I = \frac{cI}{D+f}$$
(77)

$$I = \frac{a}{D^{b'}} \tag{78}$$

dans lesquels I est l'intensité (en mm/h), D est la durée d'agrégation (ou durée de reference en minutes), T est la période de récurrence (en années), a, b', c, f et m sont des constantes de calibration du modèle appelées communement constantes régionales.

Dans la présente étude, on a commencé par le modèle géométrique le plus simple; celui de Montana (Eq. 78). Pour une même période de recurrence (T en années), on a ajusté un modèle multiplicatif pour exprimer la relation de l'intensité maximale probable I(T), variable à expliquer, en fonction de la durée de réfrence D (variable explicative) à l'aide du logiciel *STATGRAPHICS*. Les premiers résultats de la méthode des moindres carrés sont présentés dans les tableaux 68 à 72.

T (années)	2	5	10	15	20	25	30	35	40	45	50	60	70	80	90	100
	Station: Jijel (030301)															
a	227,46	376,08	507,48	587,10	649,47	699,20	744,22	774,64	814,55	847,75	869,93	915,49	969,10	1015,01	1040,79	1068,14
b'	0,59	0,64	0,67	0,68	0,69	0,69	0,70	0,70	0,71	0,71	0,71	0,72	0,72	0,73	0,73	0,73
<b>R</b> <sup>2</sup>	98,35	98,64	98,51	98,39	98,28	98,18	98,08	98,01	97,95	97,86	97,80	97,69	97,55	97,44	97,39	97,31
EAM	0,11	0,104	0,116	0,122	0,127	0,131	0,135	0,137	0,14	0,142	0,144	0,147	0,151	0,154	0,156	0,158
	Station: Bousnib (030905)															
a	158,44	256,22	292,54	302,17	308,3	313,11	314,54	314,11	313,67	315,88	315,66	315,31	312,6	312,05	310,9	308,37
b'	0,64	0,65	0,64	0,63	0,62	0,61	0,61	0,6	0,6	0,6	0,59	0,58	0,58	0,57	0,57	0,56
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,47	99,79	99,91	99,91	99,91	99,88	99,84	99,82	99,77	99,74	99,7	99,63	99,53	99,45	99,39	99,32
EAM	0,057	0,036	0,024	0,022	0,024	0,027	0,031	0,032	0,037	0,039	0,041	0,046	0,05	0,053	0,055	0,058
						S	Station:	Chaffia	(031501)	)						
a	241,83	352,83	433,62	481,81	518	544,45	571,22	588,47	608,51	625,81	638,99	661,79	689,45	712,19	725,14	739,73
b'	0,63	0,64	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65	0,65
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,1	99,28	99	98,67	98,33	97,91	97,7	97,46	97,18	96,91	96,7	96,33	95,85	95,44	95,2	94,93
EAM	0,076	0,072	0,080	0,088	0,096	0,121	0,120	0,127	0,136	0,144	0,15	0,16	0,171	0,181	0,186	0,192
						S	tation: A	in Asse	l (03160)	1)						
a	153,12	281,50	395,58	470,15	531,32	579,50	625,26	657,67	695,55	728,84	756,76	805,47	866,43	916,75	943,48	974,23
b'	0,56	0,61	0,64	0,65	0,66	0,67	0,68	0,68	0,69	0,69	0,69	0,70	0,71	0,71	0,71	0,72
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,54	99,71	99,69	99,65	99,63	99,59	99,57	99,54	99,52	99,49	99,47	99,44	99,39	99,36	99,32	99,30
EAM	0,049	0,039	0,046	0,051	0,053	0,056	0,059	0,06	0,063	0,064	0,066	0,068	0,071	0,073	0,075	0,076

Tableau 68. Bassin des Côtiers constantinois - Constantes du modèle IDF de Montana et qualité de l'ajustement

T (années)	2	5	10	15	20	25	30	35	40	45	50	60	70	80	90	100
	Station: Foum Toub (070406)															
a	215,18	406,97	551,21	637,22	702,21	752,82	797,63	828,27	864,32	895,18	919,07	959,58	1009,32	1050,04	1072,95	1098,5
b'	0,65	0,69	0,71	0,72	0,73	0,74	0,74	0,74	0,75	0,75	0,75	0,75	0,76	0,76	0,76	0,76
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,17	99,72	99,88	99,91	99,91	99,9	99,88	99,87	99,84	99,82	99,8	99,76	99,71	99,66	99,63	99,59
EAM	0,066	0,044	0,034	0,03	0,03	0,032	0,036	0,040	0,045	0,049	0,052	0,057	0,063	0,068	0,071	0,074
	Station: Foum el Gueis (070720)															
a	302,27	375,29	418,17	440,75	456,34	467,17	476,29	480,79	487,18	490,89	495,42	499,7	509,83	515,69	516,71	521,03
b'	0,74	0,74	0,74	0,74	0,74	0,74	0,74	0,73	0,73	0,73	0,73	0,73	0,73	0,73	0,72	0,72
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,31	98,62	98,11	97,79	97,51	97,33	97,08	96,97	96,74	96,61	96,45	96,31	96,09	95,82	95,71	95,57
EAM	0,1	0,12	0,136	0,148	0,156	0,162	0,171	0,176	0,179	0,184	0,188	0,190	0,198	0,204	0,206	0,208

Tableau 69. Bassin des Hauts Plateaux constantinois - Constantes du modèle IDF de Montana et qualité de l'ajustement

T (années)	2	5	10	15	20	25	30	35	40	45	50	60	70	80	90	100
Station: Redjas Ferada (100201)																
a	184,85	285,95	362,34	409,15	445,15	473,30	498,45	516,12	536,48	554,41	568,21	592,40	621,83	637,84	659,68	675,30
b'	0,66	0,68	0,68	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69
R <sup>2</sup>	99,5	99,8	99,5	99	98,5	97,9	97,4	97	96,4	96	95,6	94,9	94	94	92,8	92,3
EAM	0,067	0,036	0,069	0,103	0,131	0,150	0,170	0,183	0,197	0,213	0,221	0,238	0,258	0,263	0,283	0,294
Station: Chelgoum Laid (100312)																
a	252,16	334,62	383,23	408,86	423,48	432,2	446,89	447,13	460,58	469,21	475,52	480,62	484,6	491,46	495,11	498,83
b'	0,68	0,69	0,69	0,7	0,7	0,69	0,69	0,69	0,7	0,7	0,69	0,7	0,69	0,7	0,69	0,69
R <sup>2</sup>	99,54	99,66	99,71	99,68	99,66	99,65	99,54	99,55	99,47	99,37	99,31	99,3	99,22	99,08	99,08	99,01
EAM	0,06	0,052	0,044	0,047	0,048	0,051	0,061	0,061	0,066	0,073	0,070	0,076	0,080	0,088	0,085	0,088
						Station	: Ouled	Rahmou	un (1005	(08)						
a	187,91	268,77	337,48	382,77	417,43	444,50	472,68	487,72	509,81	530,81	546,69	570,30	603,04	632,50	644,70	662,72
b'	0,63	0,64	0,65	0,65	0,66	0,66	0,67	0,67	0,67	0,68	0,68	0,68	0,69	0,69	0,69	0,70
R <sup>2</sup>	97,15	99,03	98,77	98,12	97,47	96,90	96,33	95,95	95,41	94,98	94,61	94,07	93,24	92,65	92,33	91,93
EAM	0,152	0,085	0,092	0,116	0,134	0,149	0,166	0,176	0,190	0,202	0,212	0,226	0,247	0,262	0,269	0,269
						St	ation: So	ettara (1	00711)							
a	80,25	142,06	190,43	220,48	244,43	262,58	281,46	291,11	305,42	314,77	324,81	343,03	359,68	378,10	387,04	393,05
b'	0,47	0,51	0,53	0,54	0,55	0,56	0,56	0,57	0,57	0,57	0,58	0,58	0,59	0,59	0,59	0,59
R <sup>2</sup>	98,65	99,27	99,20	99,08	98,86	98,76	98,55	98,54	98,32	98,32	98,22	97,99	97,90	97,69	97,58	97,57
EAM	0,101	0,063	0,087	0,052	0,073	0,073	0,079	0,084	0,090	0,093	0,093	0,107	0,118	0,123	0,124	0,130

Tableau 70. Bassin du Kébir-Rhumel - Constantes du modèle IDF de Montana et qualité de l'ajustement

T (années)	2	5	10	15	20	25	30	35	40	45	50	60	70	80	90	100
	Station: Cheikh Abdallah (120113)															
a	148,77	254,32	339,37	390,54	446,58	479,35	508,76	535,62	549,35	576,39	591,38	613,49	603,69	680,55	693,45	713,08
b'	0,61	0,63	0,64	0,64	0,65	0,66	0,66	0,67	0,66	0,67	0,67	0,67	0,68	0,68	0,68	0,68
<b>R</b> <sup>2</sup>	99,46	99,68	99,76	99,73	99,74	99,72	99,67	99,64	99,58	99,54	99,52	99,43	99,41	99,34	99,31	99,23
EAM	0,045	0,035	0,029	0,029	0,029	0,030	0,033	0,036	0,041	0,044	0,046	0,051	0,052	0,056	0,057	0,061
	Station: Tébessa (120301)															
a	216,90	389,30	511,40	581,19	631,12	666,67	701,79	724,02	746,77	770,40	787,63	814,78	846,87	870,89	889,36	904,84
b'	0,67	0,72	0,73	0,74	0,74	0,74	0,74	0,74	0,74	0,75	0,75	0,75	0,75	0,75	0,75	0,75
<b>R</b> <sup>2</sup>	98,95	99,45	99,69	99,78	99,82	99,84	99,85	99,84	99,84	99,83	99,82	99,79	99,75	99,72	99,68	99,65
EAM	0,084	0,068	0,054	0,044	0,042	0,042	0,043	0,044	0,044	0,046	0,047	0,049	0,052	0,054	0,059	0,061
						Stat	tion: Air	Zerga (	(120510)							
a	316,65	413,35	468,72	517,39	532,74	541,75	543,21	562,62	588,40	582,66	594,31	587,81	611,43	608,81	617,70	632,70
b'	0,74	0,74	0,73	0,74	0,73	0,73	0,72	0,73	0,73	0,73	0,73	0,72	0,73	0,72	0,72	0,72
<b>R</b> <sup>2</sup>	99.6	99.7	99.7	99.6	99.5	99.5	99.5	99.4	99.3	99.4	99.3	99.3	99.1	99.2	99.1	99.0
EAM	0,043	0,036	0,036	0,044	0,050	0,052	0,051	0,058	0,063	0,058	0,064	0,063	0,071	0,068	0,072	0,075

Tableau 71. Bassin de la Medjerda-Mellegue - Constantes du modèle IDF de Montana et qualité de l'ajustement

T (années)	2	5	10	15	20	25	30	35	40	45	50	60	70	80	90	100
Station: Aioun Settara (140105)																
a	139,50	266,05	391,20	480,66	555,91	619,70	679,64	722,68	775,08	824,82	860,24	927,48	1013,97	1087,90	1131,77	1181,72
b'	0,60	0,65	0,68	0,70	0,72	0,73	0,73	0,74	0,75	0,75	0,76	0,77	0,78	0,78	0,79	0,79
<b>R</b> <sup>2</sup>	97,54	98,09	97,82	97,54	97,29	97,10	96,86	96,72	96,54	96,36	96,26	96,04	95,77	95,55	95,42	95,28
EAM	0,128	0,122	0,141	0,155	0,168	0,180	0,190	0,197	0,206	0,215	0,219	0,229	0,242	0,252	0,257	0,264
Station: Tamlouka (140204)																
a	287,95	533,03	710,00	817,86	898,20	959,57	1008,88	1043,42	1087,88	1123,30	1155,43	1195,64	1257,66	1296,85	1320,12	1351,09
b'	0,70	0,76	0,79	0,80	0,81	0,82	0,82	0,83	0,83	0,83	0,84	0,84	0,84	0,84	0,85	0,85
R <sup>2</sup>	99,56	99,82	99,74	99,62	99,52	99,40	99,32	99,24	99,14	99,08	99,00	98,88	98,71	98,59	98,53	98,42
EAM	0,064	0,047	0,059	0,077	0,089	0,098	0,104	0,109	0,115	0,119	0,123	0,130	0,141	0,146	0,149	0,156
Station: Guelma Lycée (140412)																
a	194,14	329,41	417,56	465,77	500,93	524,96	548,17	561,45	579,58	590,85	604,55	618,86	639,51	657,18	667,18	676,59
b'	0,65	0,69	0,70	0,70	0,70	0,70	0,70	0,70	0,70	0,69	0,70	0,69	0,69	0,69	0,69	0,69
R <sup>2</sup>	99,35	99,58	99,46	99,28	99,10	98,90	98,78	98,64	98,50	98,33	98,25	97,99	97,73	97,51	97,39	97,23
EAM	0,055	0,065	0,082	0,093	0,105	0,116	0,123	0,130	0,136	0,143	0,145	0,155	0,164	0,171	0,174	0,179
							Station	: Ain Ber	da (14060	6)						
a	178,77	232,91	273,25	294,93	313,97	327,3	339,31	346,23	355,97	365,55	370,17	382,17	395,04	404,99	411,49	416,48
b'	0,61	0,6	0,6	0,6	0,6	0,6	0,6	0,6	0,6	0,61	0,6	0,61	0,61	0,61	0,61	0,61
R <sup>2</sup>	98,99	99,1	98,99	98,88	98,77	98,67	98,59	98,52	98,45	98,35	98,31	98,2	98,04	97,91	97,85	97,8
EAM	0,073	0,069	0,080	0,087	0,093	0,098	0,101	0,104	0,108	0,113	0,115	0,120	0,126	0,130	0,133	0,135
							Station:	Pont Bou	chet (140	631)						
a	176,69	244,09	279,20	294,23	303,61	311,38	315,16	318,79	321,94	325,75	327,21	330,55	333,69	335,75	337,71	333,22
b'	0,61	0,60	0,59	0,59	0,58	0,57	0,57	0,56	0,56	0,56	0,55	0,55	0,54	0,54	0,54	0,53
<b>R</b> <sup>2</sup>	98,10	98,68	98,97	99,13	99,20	99,24	99,28	99,30	99,31	99,32	99,32	99,33	99,31	99,30	99,28	99,09
EAM	0,108	0,083	0,072	0,066	0,066	0,066	0,067	0,066	0,066	0,066	0,66	0,066	0,065	0,064	0,065	0,072

Tableau 72. Bassin de la Seybouse - Constantes du modèle IDF de Montana et qualité de l'ajustement

Ces résultats permettent de constater, à première vue, que :

- la relation **I** (**D**, **T**) est fortement significative pour toutes les durées de récurrence ( $R^2 > 90\%$ ),

- le coefficient **a** croit avec la période de récurrence (**T**),

- le paramètre **b** varie faiblement, en valeur absolue d'une période de retour à l'autre.

Ces constatations incitent à étudier davantage la relation a(T). Selon l'allure des diagrammes de dispersion (Fig. 41), une relation géométrique croissante peut être raisonnable. Cette liaison prend la forme :



Fig. 41. Evolution de la constante *a* de Montana avec la période de retour

Etant donné que la relation a(T) est également fortement significative, on passe alors du modèle à deux paramètres (*a et b*') de Montana (Eq. 78) à un modèle plus général à trois paramètres de type Bernard (Eq. 73) dans lequel la constante **b**' correspond à la moyenne arithmétique calculée pour toutes les périodes de retour (tableau 73).

Identification de	e la Station	(	Coordonnées		Paramètres du modèle de Bernard								
Nom	Nom Code		Longitude	Z(m) c		m	$\overline{m{b}}'$	$\mathbf{R}^2$					
Bassin des Côtiers Constantinois													
Jijel	030301	36.82°N	5.77°E	5	199.78	0.377	0.70	0.985					
Bousnib	030905	36.50°N	6.96°E	900	192.2	0.126	0.60	0.634					
Chaffia	031501	36.61°N	8.04°E	170	221.9	0.27	0.65	0.983					
Ain Assel	031601	36.77°N	8.36°E	32	130.52	0.450	0.67	0.986					
Bassin des Hauts Plateaux Constantinois													
Foum Toub	070406	35.41°N	6.55°E	1102	206.5	0.382	0.74	0.961					
Foum el Gueis	070720	35.50°N	6.94°E	945	301.0	0.127	0.73	0.946					
Bassin du Kébir-Rhumel													
Redjas Ferada	100201	36.42°N	6.12°E	360	167,24	0.313	0.69	0.984					
Chelgoum Laid	100312	36.16°N	6.16°E	768	252.7	0.158	0.69	0.940					
Ouled Rahmoun	100508	36.18°N	6.70°E	700	159.46	0.315	0.67	0.996					
Settara	100711	36.72°N	6.34°E	280	73.20	0.38	0.56	0.976					
		Bassin	de la Medjer	da-Melle	gue								
Cheikh Abdallah	120113	36.25°N	7.78°E	700	134.3	0.377	0.66	0.975					
Tebessa	120301	35.40°N	8.12°E	890	215.68	0.331	0.74	0.948					
Ain Zerga	120510	35.64°N	8.26°E	850	314	0,160	0.73	0,943					
Bassin de la Seybouse													
Aioun Settara	140105	36.07°N	7.39°E	741	109.60	0.528	0.73	0.993					
Tamlouka	140204	36.16°N	7.14°E	740	280.32	0.362	0.82	0.956					
Guelma.Lycée	140412	36.46°N	7.44°E	260	196.29	0.287	0.69	0.939					
Ain Berda	140606	36.66°N	7.61°E	100	164.2	0.208	0.60	0.99					
Pont Bouchet	140631	36.82°N	7.74°E	3	187.52	0.142	0.57	0.99					

Tableau 73. Paramètres du modèle de Bernard

A titre d'exemple, les relations obtenues avant la validation du modèle pour Jijel au Nord et Ain Zerga, plus au Sud de la zone d'étude, s'écrivent

- Jijel : 
$$I = \frac{200T^{0,377}}{D^{0,70}}$$
 (80)

- Ain Zerga : 
$$I = \frac{216T^{0,160}}{D^{0,73}}$$
 (81)

où D et I sont respectivement exprimées en minutes et mm/h. Ainsi pour une durée de 60 minutes, l'intensité de la pluie décennale serait de l'ordre de 24 et 16 mm/h à Jijel et Ain Zerga.