

MICROFICHE Nº



République Tunisienne

MINISTERE DE L'AGRICULTURE

CENTRE NATIONAL DE

DOCUMENTATION AGRICOLE

TUNIS

الجه عُور الله النونسائية

المركزالقومحي للتوثيث الفلاحي تونسن



CNDA 0 2998

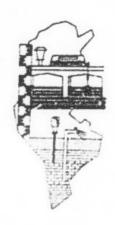
REPUBLIQUE TUNISIENNE

MINISTERE DE L'AGRICULTURE

Direction des Erosources en Bass et en Sol

DIVISION DES RESSOURCES EN EAU

METHODE D'EVALUATION DU RUISSELLEMENT EN TUNISIE: BASSINS VERSANTS DE LA DORSALE ET DE LA TUNISIE CENTRALE



A. GHORBEL

Juin 1979

REPUBLIQUE TUNISIENNE

MINISTERE DE L'AGRICULTURE

--O-O-
DIRECTION DES RESSOURCES
EN EAU ET EN SOL

DIVISION DES RESSOURCES
EN EAU

METHODE D'EVALUATION DU RUISSELLEMENT EN TUNISIE:BASSINS VERSANTS DE LA DORSALE ET DE LA TUNISIE CENTRALE

JUIN 1979

A.GHORBAL
Hydrologue Principal
Avec la participation de
Mr.MATOUSSI/MEXTAR
Ingénieur Adjoint

POPOS

Les aménagements hydrauliques requièrent une bonne ocanaissance des caractéristique des régimes hydrologiques. Parmi ces caractéristiques, l'apport moven annuel permet d'avaluer les ressources en eau à l'échelle d'un bassin, d'une région ou d'un pays.

Pour déterminer L'apport moyen annuel en un point d'un cours d'eau donné avec une bonne précision, il faut disposer en ce point d'une station hydrométrique et y effectuer des mesures pendant plusieurs années. Une telle opération ne peut pas se faire systématiquement sur tous les oueds qui existent et ceci pour deux raisons:

- Il est impossible de gérer un nombre important de station avec des moyens en personnel et en équipement assez modestes.
- 2) Le temps nécessaire à la collecte des donnés et leur exploitations sont longs pour des projets à moyen et à court terme.

C'est pourquei il est parfois nécessaire de procéder indirectement à la détermination des apports. Il existe deux procédés pour pallier au manquo ou à l'insuffisance des données hydrologiques.

- a L'éxtrapolation des résultats de mesures d'un bassin à d'autres bassins voisins tout en tenant compte des caractéristiques morphelogiques.
- b La recherche d'une corrélation entre le ruissellement et quelques facteurs qui sont à l'origine de ce ruissellement notamment la pluviométrie.-

5 DINI NO PIRE

1 - SITUATION DE LA ZONE EFUDIEE

1.1 - SITUATION GECORAPHIQUE

1.2 - PLUVIOMETRIE

1.3 - ECCULEMENT

II - METHODOLOGIE

2.1 - COMMENTATION SUR LA FORMULE ALGERIENNE

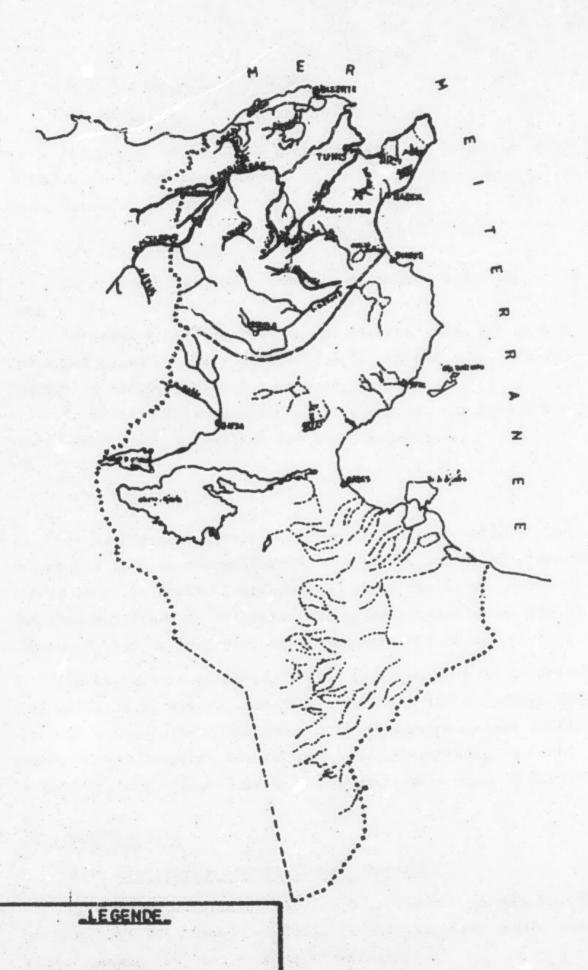
2.2 - RECHERCHE D'UND RELATION : ECOULEMENT - PLUVIOMETRIE

2.3 - PECHERCHE DE PARMIETRES SECONDAIRES.

III- COMMENTAIRE

IV - EQUATIONS DES DROITES

V - CONCLUSION



Limile de territoire.

Barrage

Limito de la zone étudies.

ECHELLE 1/3000.000

I - SITUATION DE LA ZONE ETUDIEE

1.1- Situation Géographique

La zone étudiée, s'étend sur les bassins du Zérow t Merguellil, le Méliane, le Cap-Bon et les affluents rive droite de la Médjerdah (Mellè-gue, Tessa et Siliana).

1.2- Pluviométrie

La scison pluvieuse s'étond de septembre à Mai avec possibilité d'orages en Eté.

Le total annuel des pluies est compris entre 300 et 600 mm. Le régime pluviométrique est trés irrégulier. Le rapport entre les pluviomètries maxima et minimaponetuelles est compris entre 2,5 et 15.

La pluviomètrie annuelle moyenne sur les bassins et les sous-bassins varie du simple au triple d'une année à une autre.

1.3- Ecoulements

Le plus grande partie, ou parfois la quasi-totalité des apports provient des eaux de ruissellement t comme le régime pluviomètrique est trés irrégulier, le régime hydrologique l'est davantage parce que outre le caractère aléatoire du phénomène pluie, le ruissellement dépend d'autres facteurs en plus de la pluie, parmi cos facteurs en cite:

La couverture végétale, l'état hydrique du sol. le relief, la géologié ect... pour mettre en relief l'irrégularité du régime hydrologique de
la zone étudiée, nous donnons a titre d'information le coefficient d'irrégularité K3. (rapport des valours décennales humide et sèche) du Méllègue
à K.13 et du z roud à sidi sand respectivement éga: à 9,25 et 20.

II - METHODOLOGIE

2.1- Commentaire sur la formule Algérienne

La formule Algérienne adoptée à la Tunisie par Mr. TEXERCET à été utilisée par les bureaux d'études du int plusieurs années lorsqu'il n'y a pas de mesure sur les bassins à aménager.

Cotte formule est de la forme : L = P³

L = Iame coulée

P = Pluviométrie moyenne annuelle

E = Evapotranspiration potentielle

Los mesures de pluies et la détermination de la pluviométrie moyenne sur un bassin ne constituent pas une difficieulté car on dispose d'un réseau pluviométrique suffisamment dense et d'une carte pluviométrique au 1/500 000 trés valable. Quant à l'évaluation de l'évapotranspiration potentielle, elle n. so fait pas avec précision accéptable pour cette formule, car outre le nombre trés petit de station, les nesures s'effectuent sur différents appareils (piche, bacs, lysimètre) qui donnent des résultats trés différents l'un de l'autre.

Mr. TIXERONT a divisé la Tunisie en trois grandes régions et donné à chacune d'elle une valeur représentative de l'évapotranspitation potentielle, calculée par la formule de THORNTHWALTE.

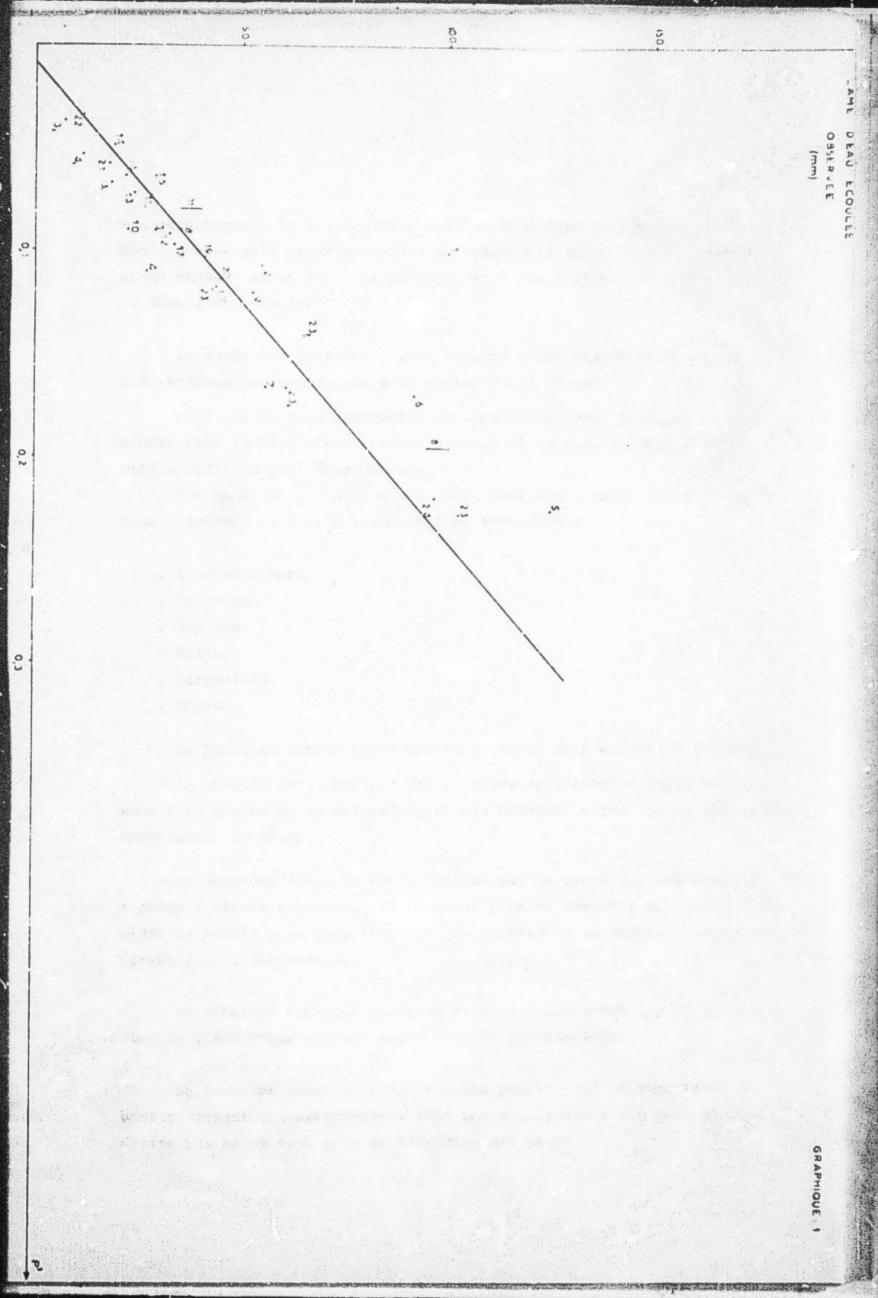
ou moins 50% ou même plus des valeurs réelles observées et quant on a ese sayé de calculer E de la formule d'après les mosures hydrométriques et pluviométriques E² = P³ on a trouvé pour chaque station même appartenant au même bascin des valeurs différentes entre elles et de celles qui a été propesé par lir. TIXERONT, ce qui est à priori évident car E comme P varie spatialement.

La multiplication des stations hydrométriques depuis quelques années par le service hydrologique de la D.R.E.S. et la publication des données de base (annuaires, monographies, dessier...) nous a incité à chercher une relation entre l'écoulement, la pluviométrie et autres caractéristiques morphologiques qui tient compte beaucoup plus des réalités physiques des bassins que la formule utilisé auparavant.

Evidomment, le premier facteur principal qui agit sur l'écoulement est la pluviométrie.

2.2- Recherche d'une rolation : Ecoulement-Pluviométrie

Dans les régions arides et semi-arides qui sont caractérisées par l'irrégularité des régimes pluviométriques et hydrologiques, un couple lame d'eau écoulée-pluviométrie d'une même année et du même bassin



n'a pas beaucoup de signification car, un seul épisode pluvieux ou une seule avorse peut apporter autant de volume que celui de l'écoulement total annuel, ainsi donc, on doit utiliser les moyennes (pluviométriques et lame d'oau écoulée).

La durée des périodes d'obse vatours n'est pas la même pour toutes les stations hydrométriques elle varie de 2 à 40 ans.

Pour une station hydrométrique donnée, observée pendant N années on a déterminé la lame d'eau écoulée moyenne et la pluviométrie moyenne annuelle relative aux mêmes années.

Sur un graphique nous avons placé tous les couples (L, P3) dont nous disposons et relatifs aux régions suivantes :

- . L'extrême Nord
- · Modjordah
- . Cap-Bon
- . Héliano
- . Hersuellil

Mroud

Le nuage de points ainsi obtenu présenté deux ensembles distincts :

- Le premier est formé par les stations de l'extrême Nord, des affluents rive gauche de la Medjerdah, et les bassins amonts de la Medjerdah, Chardimaou, Djendouba.
- Lo deuxième ensemble est constitué par le reste des stations des régions indiqués çi-dessus. Et comme le premier ensemble ne contient pas assez de points nous nous sommes alors intéressés au deuxième ensemble (graphique 1. Tableau 1).

La promière remarque que nous pouvons faire c'est que la Lame d'eau écoulée d'une façon globale oroit avec la pluviemétrie.

La deuxième remarque c'est que les points dont la superficie du bassin versant est supérieure à 1000 km2 s'alignent à peu près sur une droite qui passe tout près de l'origine des axes. l'existence d'une corrélation lache entre pluviométrie et lame d'eau 300ulée nous a incité a améliorer cette corrélation par l'introduction d'autres paramètres.

2.3- Recherche de paramètros Secondaires :

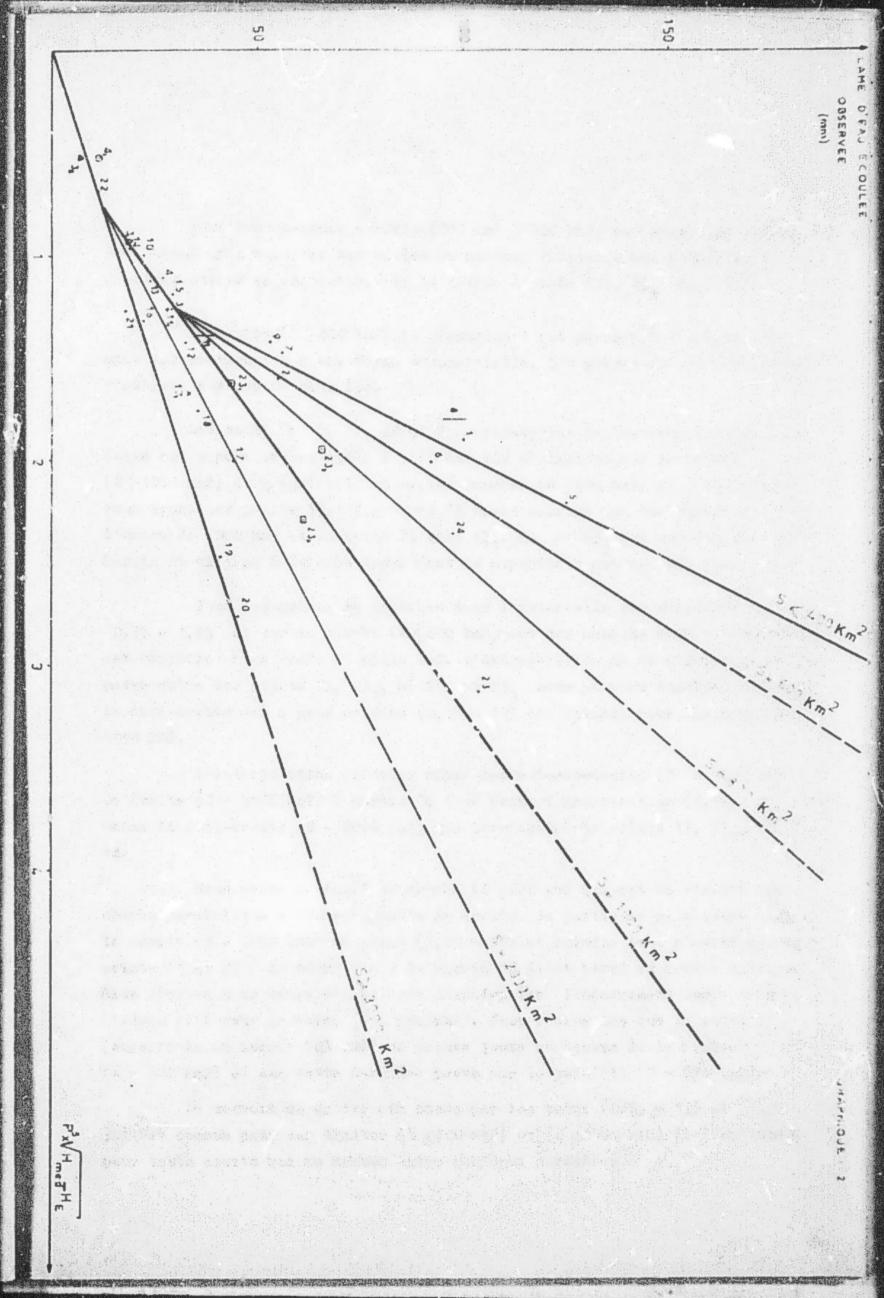
L'évapotranspiration, si elle est prise égale à 1 m/an ou 1,15 m/an pour toute la zone étudiée, devient une constante et ne transforme en rien la forme du nuage de points obtenus. C'est pour cette raison que nous nous sommes orientés aux caractéristiques du relief, tout en sachant que ce demnier influe, non seulement sur les vitesses de ruissellement mais auzsi indirectement sur les précipit tions.

Les premiers essais ont été faits en multipliant respectivement P³, par l'indice de pente de roche, l'indice globale, la denivelée totale et spécifique, l'altitude moyenne; mais tous ces essais n'ont rien donné de positif. Nous savons que deux bassins de tailles différentes peuvent avoir la même altitude moyenne tou; en n'ayant pas la même courbe hypsometrique (5) pour cela nous avons multiplié l'altitude moyenne par un coefficient C appelé coefficient orographique qui tient compte de la superficie et de l'altitude médiane du bassin et lorsque nous avons porté les lames d'eau écoulées en fonction de P³, H moyen. C, le nuage de point ainsi obtenu est plus dispérsé qu'il ne l'était.

Nous mayons que les vitesses d'écoulement sont proportionnelles à la racine carré de la dénivelée entre le point de départ et le point d'arrivée. En dornière tentative nous avons alors porté en abscisse P³ multipliée par la racine carré de la différence entre l'altitude moyenne et l'altitude de de l'autoire et en ordonnée la lame d'eau écoulée; les points s'aligent a peu près sur deux "droites" l'une groupant les bassins à petite surface l'autra groupant les bassins à grande surface. Par la suite nous avons voulu améliorer l'alignement des points par le remplacement de l'altitude moyenne par l'altitude médiane et le résultat fut satisfaisant (graphique 2.)

III - COMMENTAIRE

Nous mons rassemblé dans le tableau 1 qualque caractéristiques morphologiques de 24 bassins versants où ont été effectuées des mesures pluvion
métriques et hydrométriques, les moyennes pluviométriques et les lames
d'eau écoulées pendent la même période d'observation respectivement pour
chaque bassin.



Pour les moyennes surface (800 km2 à 300 km2) par manque de points nous avons crée à partir des séries de mesures relatives aux points 23 et 17 d'autres points en faisant varier le nombre d'année (23, 23, 23, 17)

La courbe (S < 400 km2) du graphique 1 qui passe par l'origine des exes des coordonnées à une forr, exponentielle. Les points qui la constituent s'aligent sur papier semi-log.

Les points: 16, 19, 20 et 22 représentent des bassins dont la superficie est supérieure ou égale à 3000 km2 ils s'alignent sur la droite
(\$\geq\$3000 km2) du graphique1. entre les courbes (\$\geq\$400 km2) et (\$\geq\$3000Km2)
nous avons les points 17, 17, 1 et 14 leurs bassins ont une supérficie de
1'ordre de 2000 km2 et le point 23 avoc 23, 23 et 23 qui représentent le
bassin du Miliane à Tuborbo Majus dont la superficie est de 1019 km2.

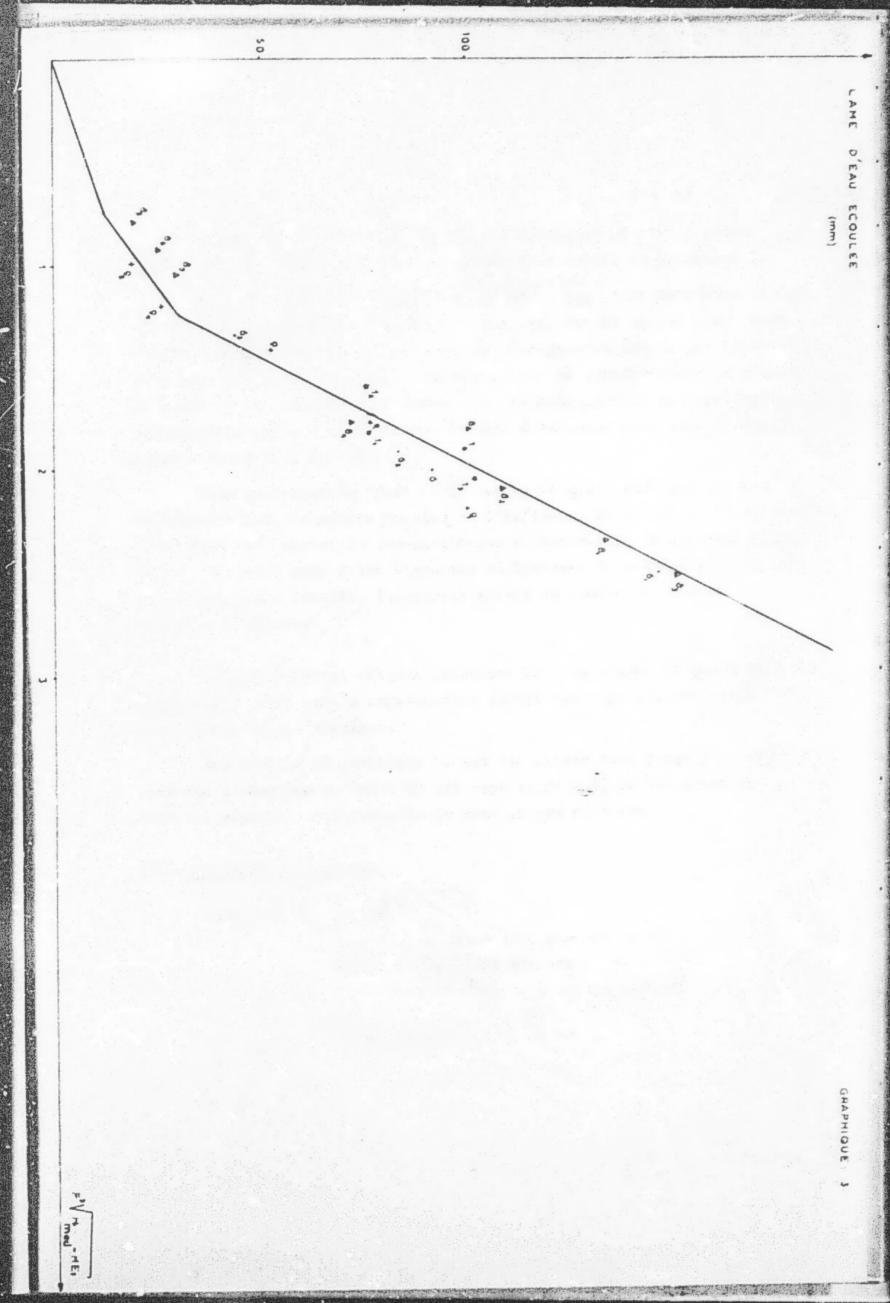
Tous les points se trouvent dans l'intervalle des abscisses

0,75 - 1,25 et sur la courbe (S < 400 km2) ont des bassins dont la superficie
est comprise entre zéro et mille Km2. L'extrapolation de ce segment de droite
parse entre les points 23, 23, et 23 nous pouvons conclure donc que
la demi-droite qui a pour origine (0,75 - 12) est valable pour les bassins de
1000 km2.

L'interpolation liémaire entre cette demis-droite (S = 1000 km2) et la droite (S = 3000 km2) à partir de leur point d'intersection (0,75 - 12) nous donne la demi-droite (S = 2000 km2) qui correspond aux points 17, 17, 18 et 14.

Nous avons assimilé la courbe (S:400 km2 qui est en réalité une courbe parabolique à trois segments de droite, la partie la plus haute coupant le droite (S = 1000 km2) au point (1,25 - 30) et puisque nous n'avons que deux points 11 et 24 (le courbe d'eau du bassin 24 étant barré en ament) entre ces deux droites nous avons été obligés d'intérpoler linéairement comme nous l'avons fait pour la droite (S = 2000km2). Nous remarquens que le point 24 (superficie du bassin 748 km2) se trouve juste au-dessus de la droite (S = 800 km2) et que cette dernière passe par le point 11 (S = 350 km2).

Le segment de droite qui passe par les poins (0,75 - 12) et (1,25 - 30) est commun pour les droites (S < 400 km2) et (S = 1000 km2) il l'est aussi pour toute droite qui se trouve entre ces deux dernières.



Le segment de droite qui passe par l'origine et par le point (0,75-12) est commun pour tout le faisseau de droite du graphique 1.

Nous remarquens que lorsque p³ Filmed - H_{EX} tend vers zéro la lame d'eau écoulée tend aussi vers zéro ce qui est évident et que pour tout point du segment de droite passant par l'origine et limité par (0,75 -12), tous les bassins quelque soit leur superficie se comportent de la même façon de point de vue écoulement; Aussi tous les bassins dont la superficie est inférieure ou égale à 1000 km2 out le même écoulement pour tout p³ Hmed-H_E compris entre 0,75 et 1,25:

Pour confirmer le tracé de la courbe (S 400 km2) qui caractérise le comportement des petits bassins et l'influence du relief sur l'écoulchent nous avons fait varier le nombre d'année d'observation de quelques points (2, 6, 8, et 9) pour faire augmenter ou diminuer la pluviométrie moyenne et la lame d'eau écoulée. Les séries prises en compte ne forment pas des années successives.

Les points ainsi obtenus uncarrent bien la courbe (S \ 400 km2) du graphique 2. bien qu'ils représentent plutôt dem moyennes des valeurs extrêmes que des vraies moyennes.

Les droites du graphique 1. ont été extrapolées jusqu'à l'abscisse 3 bien que l'abscisse du point 23 est supérieure à 3, ce qui n'est pas en réalité une moyenne inter-axhuelle au sens propre du terme.

IV - EQUATIONS DES DROITES

Appelons X = p3 Hmed - HE

avec P: (pluviométrie moyenne en m)

Hmod : (altitude médiane en m)

HE : (Altitudo de l'éxutoire en m)

L - Lame d'eau écoulée en mm

S = Surface de bassin en km2

0,75(X 0 1,25 0,75

Liequation controle out do la forme :

a, b, C, des constantes dépendant de X et de S

1000 400 € 8 < 1000 S S 1000 et 0,75 CX (1,25 S > 3000 et 94 0 X.2.1,25

> = 36 x-15 = 97-0, 10 (s-400) | [x-1, 25] + 30 = 97 [x-1, 25] + 30 = |36 - 0.01 (s-1000)||x-0.75| + 121000 S 3000 km2 400 S < 1000 km2

S 4000 km2

5 } 3000 km2

S 1000 km2

L = (a-b (s-so)) (x-xo) + C

X> 1, 75 X (0,75 x > 0, 75 x ; 0, 75 0,10 0,01 0,01 0,01 0,01 So So So 1000 1000 1000 1000 400 400 Xo Xo 12 30 = 3000 km2 = 3000 km2 - 1000 km2 400 km2

V - CONCLUSION

Nous avons calculé les lames d'eau écoulées correspondantes à chaque bassin (Tableau 1.) l'erreur relative entre les lames d'eau calculées et observées est en général inférieure à 10, sauf pour quelques points le 2 (16%), le 6 (16%), le 8 (15%), le 21 (13%) et quelques points indicés comme le 3₂ (14%), le 41 (17%) et le 23₃ (16%).

Nous pouvons donc affirmer que les résultats obtenus par calcul sont comparables à ceux observés à une erreur près de plus ou moins 17% au maximum (on peut ac epter 15%) ce qui représente l'ordre de grandeur de l'érreur commise sur les données hydrologiques obtenues par mesures

Nous estimons que l'application de ces formules à d'autres bassins non mesurés de la zone définie çi-dessus se fait sans grand risque à condition qu'ils ne renforment pas des zones d'infiltration très importantes comme c'est le cas pour le bassin de Negada (se trouvant sur la branche Sud de Zéroud, compris entre Khanguet Zazia et Sidi Saâd) et le bassin de la Madeleine (sur le Méliane en aval de Khéylus), etc...

Le plus petit bassin utilisé pour l'établissement de ces formules est colui du tarrage Chiba à une superficie de 40 km2, faute de bassins plus petits nous ne pouvens pas donner avec précition la limite inférieure de leur utilisation mais provisoirement nous pouvons aller jusqu'a 20 Km2.

d earling Ecar	93 1 -7	64 1 +16	31 1 +7	15 1 +2	8 1 +14	25 1-7,5	8,5 1-17	123 1 -1,5	107 + +16	51,51 -8	83,51 7,	51 1-6	21,5 1 .4,5	37 1-9,57	30,5 1 +9	33,6 1+2,5	-
s'b erdgi fo'b earl stavreal	2 - S	40 1 6	11 1 3	8	5 -	6 1 5	4 1	4 1 1	1 01	16 1	101	10	10 1 2	29,28 3	10 1	25 - 3	
Gooulde ob	901	55 1	53	18,6 1	7	27	11,4 1	125	92	75	1 101-95	53	22,5	40,7 à 35	28	32,8	
p3 x J Hmed -Hgi	1,898	1,605	1,34	0,534	0,520	1,151	0,525	2,21	2,04	1,47	1,80	1,42	1,014	1,387	7,8	1,43	
P3	0,1038	0,107	0,090	0,0664 1	0,037	0,1134	0,0536	0,2225	69, 69	0,1664	1 0,1951 1	0,122	1 690 0	80,0	0,073	0,092	Section of the Party of the Par
Pluvione.	0,470	0,475	0,448	0,405	0,333	0,484	0,377	0,606	0,553	0,550	0,530	0,4%	0,447	0,431	0,418	0,452	And to the second of the second of the second
V Hmed-Hm Morshno	18,36	15,00	14,07	14,07 1	14,07	9,798	9,738 1	9,95	12,04	8,83	9,22	11,62	11,35	17,32	17,32	15,6	-
Altitude mediane on	845	575	230	230 1	230	110	110 1	135	155	118 1	150	275	652	49.0	490	310	And the state of t
Altitude de l'éxutoit	508	350	32 1	32 1	32 1	14 1	14 1	* •	10 1	40 1	65 1	140	563	180	180	99	Complete Com
Surface on Km2	397	228	222	222	222	454	464 1	67,5	81	80	65	40	402	850	350	1419	The state of the s
STATIONI	OUSSAFA	OUED KEBIR A 1 SIDI AOUIDET 1	HAMMA AVAL I	HANDLA AVAL	PAMMA AVAL	OUED EL BEY	OUED EL BEY	ouen er ominit	OUED EL ABID	BARRAGE BEZIHK!	BARRAGE CHIBA	BARRAGE MASRI	TESSA AUX I	NEBILANA SIDI MESSAOUD	NEBHANA A SIDI MESSACUD'I	MILLANE A ! KHEYLUS !	
£]		2	m -	3, 1	132	4	41 1	5	9	1 4	8	6	10	=	=	12	

i.			# # # # # # # # # # # # # # # # # # #	E	T 4 B L E 4 U 18 (Spite)	18-(Suite)_				- 18		NEW ST
<u>e</u>	STATION	Surface on Km2	faltitudo fdo l'oxu- ftofre en	Altitude médiane on	Hmed-HE	Fluviomé. Moyenne ant nucllo cn m	P ³ on m ³	P ³ X Hmed-H _E	Lame d'eau écoulée observée	-as'b eadk cedd'b eèa noitev	Lamo d'eau calculće on mm	Foart Re- Ano lital
13	HATOB A	813	38.5	810	15,65	0,416	0,072	1,127	24	10	25,5	9
14	HATOB A KEANGUE	2200	450	850	50	0,365	C, 0486	0,972	4	22	19,7	+4
15	HAFFOUZ	675	0%	009	18,4	0,401	0,0645	1, 189	&	6	27,8 1	4-
16	HATOB SKAR KEBRIT	2945	280	710	20,7	0,400	0,664	1,325	22	4	21,5	-2
117	TESSA A	1950	280	575	17,77	0,490	0,1176	2,02	44	80	1 45,5	+3,5
-	SIDI MEDIEN	1950	280	575	17,17	0,425	0,0973	1,670	33,5	9	36.5	P.
18	OUED SILIANA A	2110	125	510	19,62	0,448	0,090	7,7	35,5	0	37,2	ere street inte
19	REDJERDAH A	16 230	127	200	23, 94	0,469	0,103	2,47	14	45	39,5	-3,5
20	MEDJERDAH A	21000	44	640	24,41	0,484	0,113	2,5	45	23	44	2
27	PELLEGUE A.K. 13	0006	327	810	21,98	0,387	0,058	1,27	18	Ж	20,3 1	+13
2	ZEROUD Z	5753	234	650	20,40	0,324	0,0340	6940	11,4	8	====	-3,5
23	HILIANE A	1019	170	360	13,78	610	0,227	3,13	103	4	97	φ
23,	ITIE TEO MAJUS	1019	170	360	13,78	0,492	0,1191	1,64	43	7	43,8	+5
.32	TEROFFIO WATES	1019	170	360	13,78	550	0, 166	2,29	61 1	т П	67 1	1+10
1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	•											· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·

Ż

1

Lame d'en colculés en mm de colculés en mm de colculés en mm de colculés en margines en ma 10 1+2 154,5 : 39 More d'an ne d'ob-an nettavres ω P3. Hmed - HE écculée 65 97 Pep_mm, Lame 1,937 2,36 Pluviom6, P en m3 moyonne en P en m3 0,1406 0,219 TABLEAU 1. (Suite) 0,520 0,6 03 Hmod-HE 13,78 10,95 médiane on Altitude 290 380 8 Altitude do l'oxutoire on 170 170 Surfac 7/8 1019 2331 TUB UEBO INJUS! TUBUTED TAJUE! TION A H Ø 24

BIBLIOGRAPHIE

- (1) Monographie do la Mudjerda, D.R.E.S., CRSTOM, TUNIS 1974
- (2) Monographie do l'Oued Miliane, D.R.E.S., C.T.T.A. TUNIS 1973
- (3) Etude hydrologique préliminaire des oueds Zéroud et Morguellil D.R.E.S., ORSTOM, TUNIS 1975
- (4) Inventaire des ressources en elu de surface du Cap-Bon EOCHE DUVAL TUNIS 1978.
- (5) Climat et Erosion : FOURNIER
- (6) Annuaires hydrologiques de Tunisie: 1974-75 -75-76
- (7) Débits journaliers à sept stations principales de la Medjerda CHORBEL, TUNIS 1978
- (2) La ruissellement on Tunisie : TIXERONT, TUNIS 1958.

FIN

VUES