

Υδρολογία

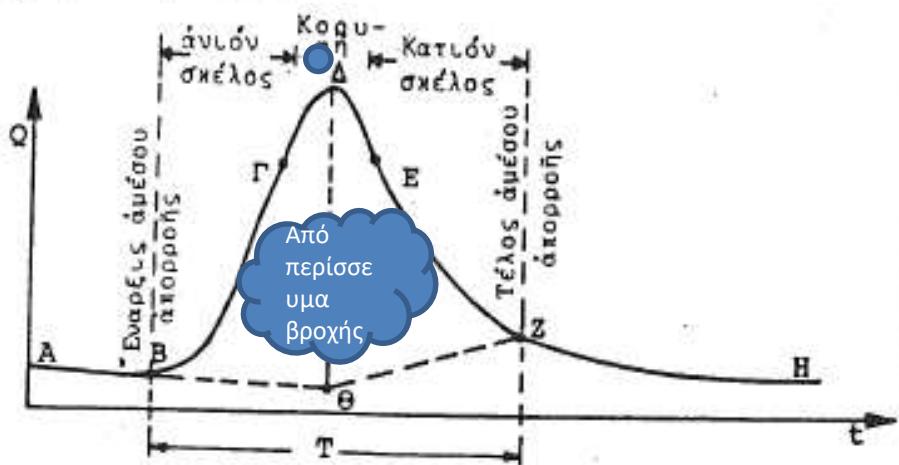
Δρ Μ Σπηλιώτης

- Περίσσευμα Βροχής
- Μοναδιαίο υδρογράφημα
- Προσδιορισμός Μοναδιαίου**

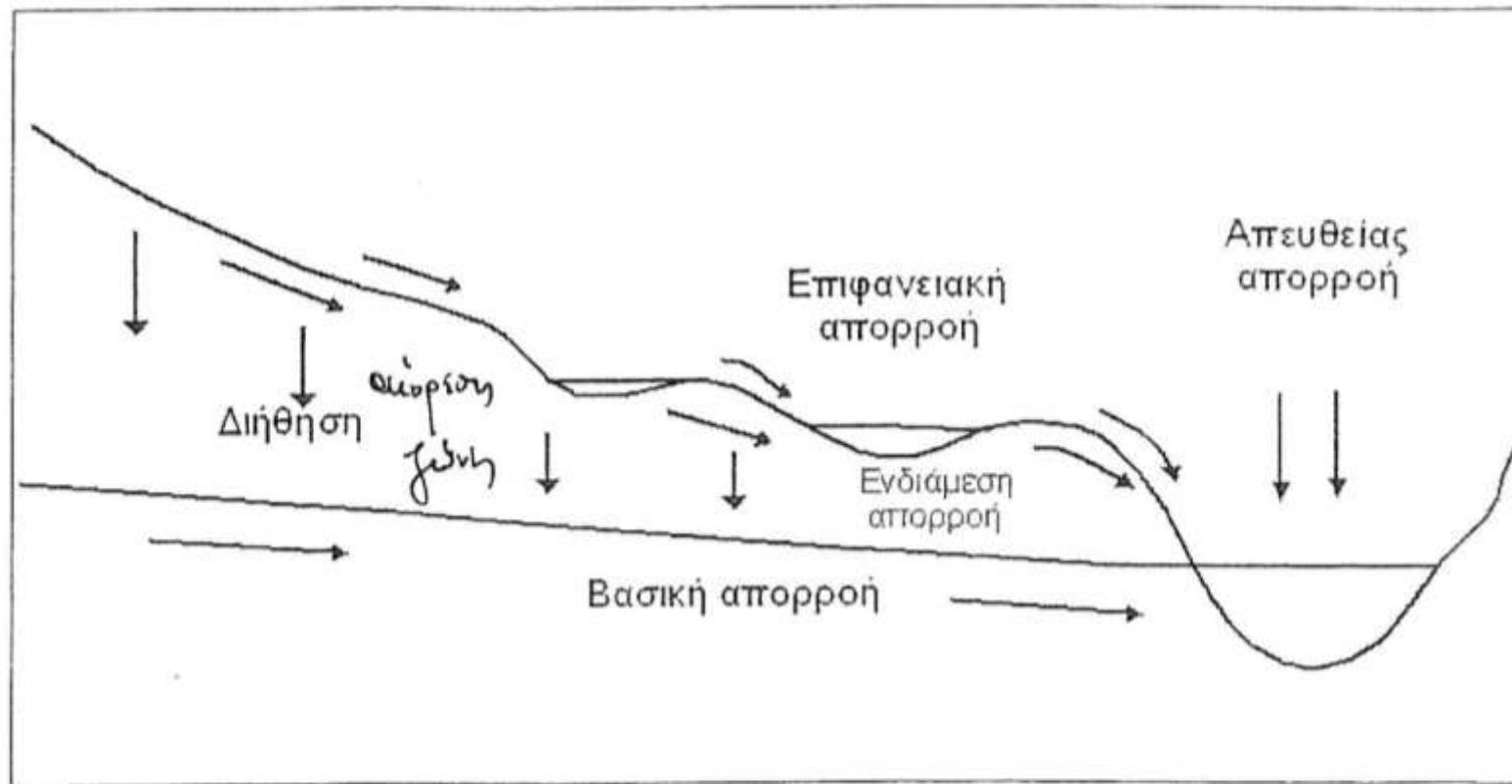
- Περισσευμα βροχόπτωσης - Απώλειες βροχής
 - Περισσευμα βροχόπτωσης: Τμήμα της βροχόπτωσης, το οποίο συντελεί αμέσως στη δημιουργία επιφανειακής (και υπεδάφιας) απορροής.

(74)

Μερική υδρογραφήματος



Βασική Απορροή (δεν εξαρτάται άμεσα από το πλημμυρικό γεγονός)



Σχήμα 5.6 Σκαρίφημα που δείχνει τους παράγοντες που διαμορφώνουν την παροχή του ρεύματος

- Άμεση και βασική απορροή
 - Άμεση απορροή: Εισέρχεται στα υδατορρεύματα αρέσως μετά τη βροχόπτωση ή την τήξη του χιονιού και αποτελείται από την επιφανειακή και την υπεδαφική απορροή.
 - Βασική απορροή: Αποτελεί τη ροή των ρευμάτων κατά τα μεταξύ των βροχοπτώσεων χρονικά διαστήματα.
Προέρχεται κυρίως από την υπόγεια απορροή.

Περισσευμα βροχόπτωσης - Απώλειες βροχής

- Περισσευμα βροχόπτωσης: Τμήμα της βροχόπτωσης, το οποίο συντελεί αρέσως στη δημιουργία επιφανειακής (και υπεδαφικής) απορροής.
- Απώλειες βροχής: Συγκριτική από τη βλάστηση, εξάτμιση, διαπνοή, επιφανειακή αποθήκευση σε έδαφος, διήθηση

Ο Sherman (1932) εισήγαγε την έννοια του μοναδιαίου υδρογραφήματος (**ΜΥΓ**) που σήμερα έχει αναγνωριστεί σαν μια από τις σημαντικότερες συνεισφορές στην επιστήμη της Υδρολογίας σε φαινόμενα που έχουν σχέση με τον υπολογισμό του υδρογραφήματος μιας πλημμύρας.

- **Ως μοναδιαίο υδρογράφημα** ορίζεται το υδρογράφημα τις άμεσης απορροής που προέρχεται από καθαρή βροχόπτωση διάρκειας t_R και μοναδιαίου ύψους ($h_R = 1 \text{ cm}$) ομοιόμορφα κατανεμημένου πάνω σε όλη την έκταση της λεκάνης.

βροχής $h_R = 1 \text{ cm}$. Το Μοναδιαίο Υδρογράφημα (που συνήθως αναφέρεται ως **ΜΥΓ**) είναι ουσιαστικά ένα μοντέλο που περικλείει όλα τα χαρακτηριστικά της λεκάνης και αναφέρεται στην συγκεκριμένη διάρκεια περισσεύματος βροχής. Για κάθε δηλαδή διάρκεια περισσεύματος υπάρχει και ένα διαφορετικό μοναδιαίο υδρογράφημα το οποίο αποτελεί τη βάση (τη μονάδα) για τον υπολογισμό του υδρογραφήματος άμεσης απορροής από οποιοδήποτε ύψος περισσεύματος της ίδιας διάρκειας. Αυτός είναι και ο λόγος που ονομάζεται μοναδιαίο.

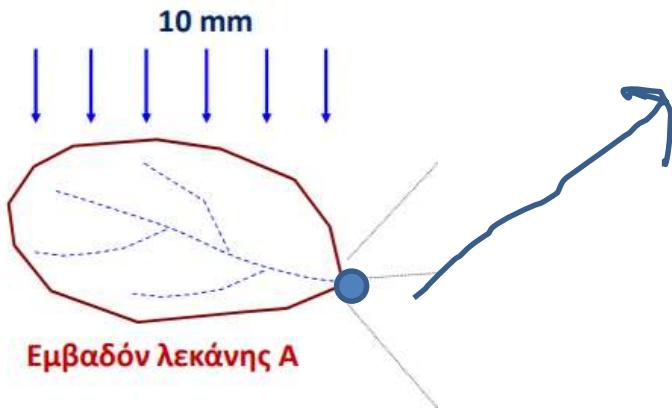
Η χρησιμότητα του μοναδιαίου υδρογραφήματος είναι μεγάλη γιατί όπως θα αναπτυχθεί παρακάτω το ΜΥΓ μπορεί να μετασχηματίσει κάτω από ορισμένες παραδοχές οποιοδήποτε περίσσευμα ραγδαίας βροχής διαφορετικής έστω διάρκειας σε υδρογράφημα της άμεσης απορροής.

Μοναδιαίο Υδρογράφημα:

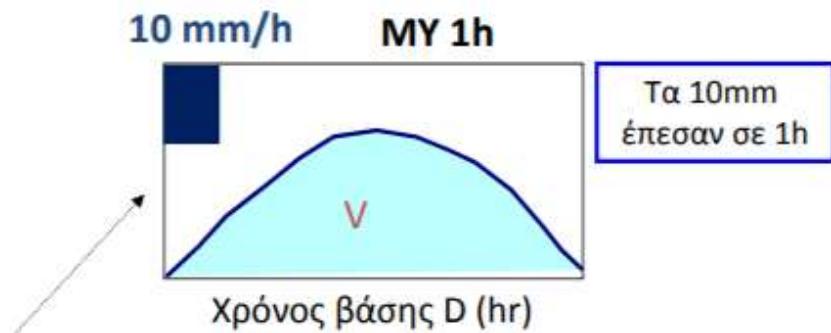
- Υδρογράφημα άμεσης απορροής
- ύψους (περισσεύματος βροχής) 1 cm
- σε ενεργό βροχόπτωση συγκριμένης διάρκειας
- χαρακτηρίζει τη λεκάνη απορροής διαφορετικό από λεκάνη σε λεκάνη

Μυγ, 1 ώρας

Μοναδια



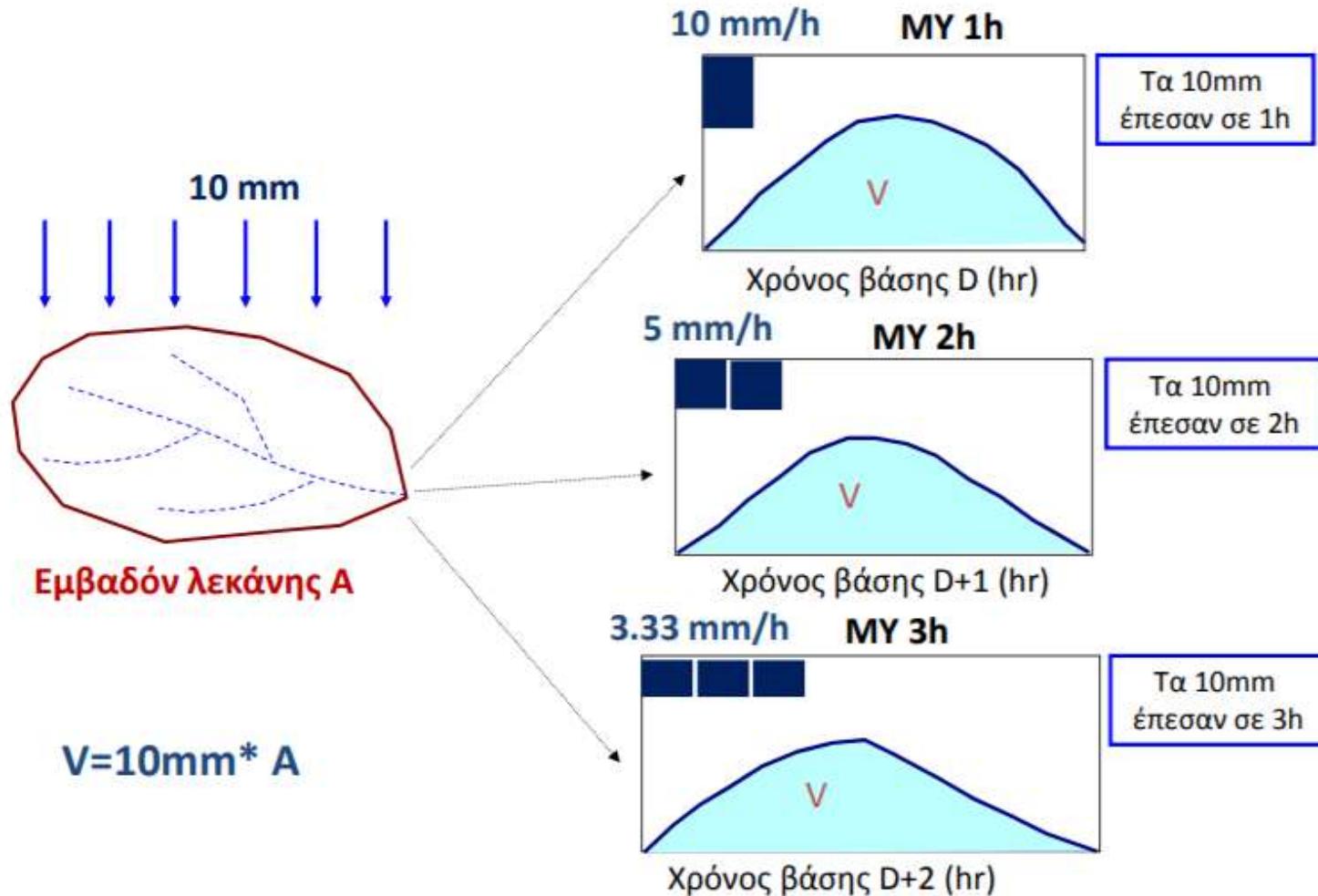
$$V=10\text{mm} * A$$



Φαντασία: Αυτή θα είναι η άμεση απορροή στην έξοδο της λεκάνης



Μοναδιαίο Υδρογράφημα



5.2.2 Αρχές του μοναδιαίου υδρογραφήματος

Οι αρχές στις οποίες στηρίζεται η μέθοδος του μοναδιαίου υδρογραφήματος είναι:

a) Αρχή της επαλληλίας

Σύμφωνα με την αρχή αυτή το συνολικό υδρογράφημα απορροής που προκύπτει από επιμέρους βροχοπτώσεις είναι το υδρογράφημα με τεταγμένες το άθροισμα των τεταγμένων των υδρογραφημάτων απορροής των επιμέρους βροχοπτώσεων κατάλληλα μετατοπισμένων ώστε η αρχή τους να συμπίπτει με την έναρξη της αντίστοιχης βροχής (Σχήμα 5.4).

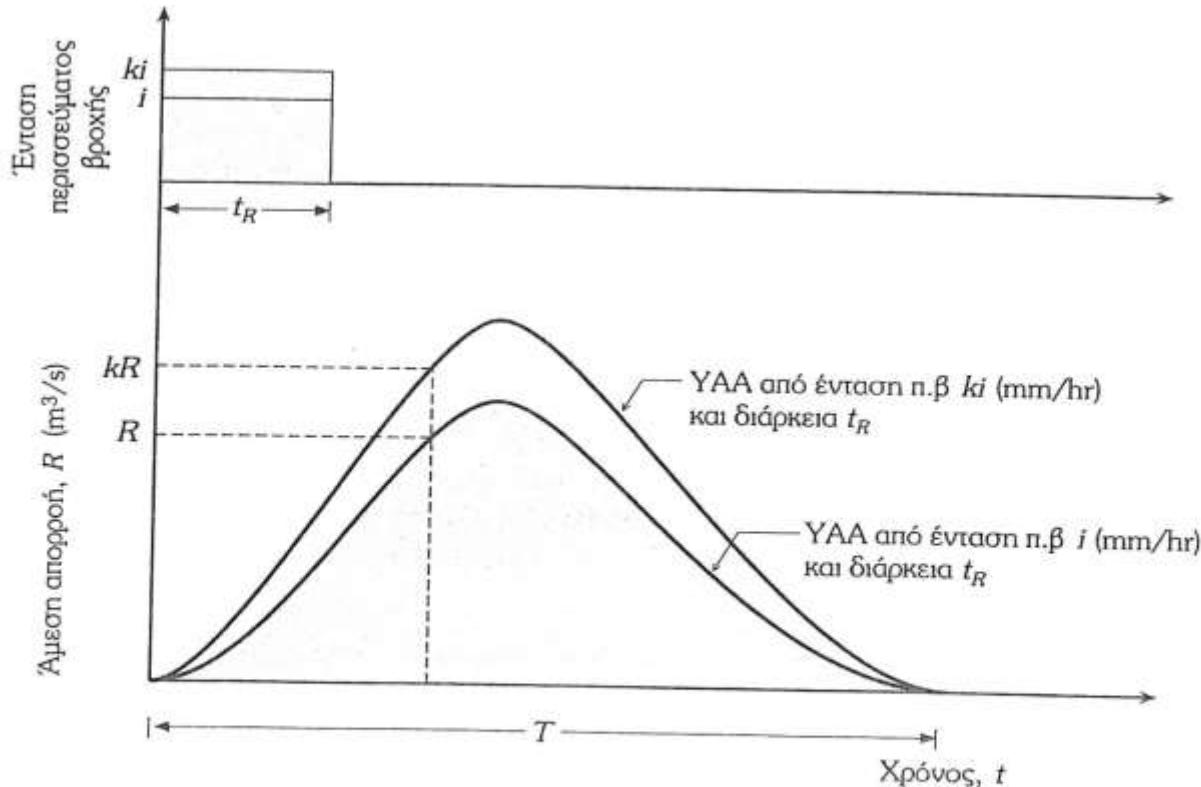
β) Αρχή της αναλογίας

Σύμφωνα με την αρχή αυτή, δύο βροχές της ίδιας διάρκειας αλλά διαφορετικής έντασης δημιουργούν υδρογραφήματα με την ίδια χρονική βάση αλλά οι τεταγμένες για κάθε χρονική στιγμή έχουν λόγο ίσο με το λόγο των εντάσεων. Επομένως αν έχουμε δύο βροχοπτώσεις της ίδιας διάρκειας με λόγο εντάσεων ίσο με m , τότε προκύπτουν υδρογραφήματα απορροής τα οποία θα έχουν τεταγμένες με λόγο m .

Μπέλλος, Τεχνική Υδρολογία

Γραμμικό μοντέλο

Αρχή της αναλογίας



Σκ. 11.5: Η αρχή της αναλογίας.

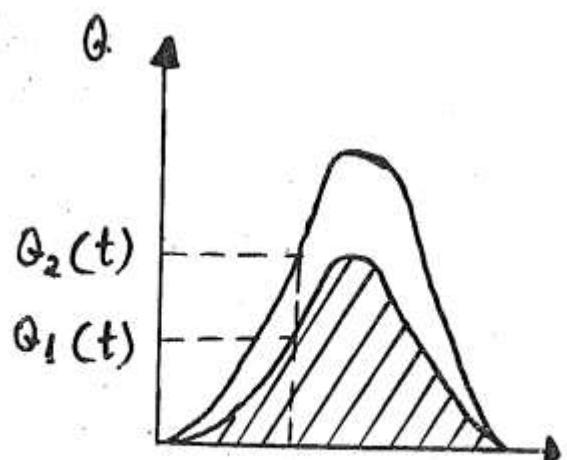
Αρχή της αναλογίας

Αρχή της αναλογίας

i_N

i

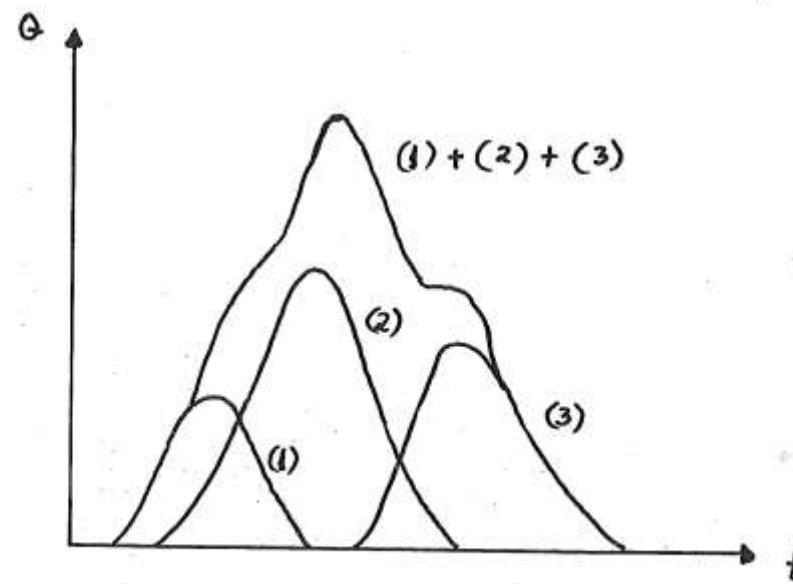
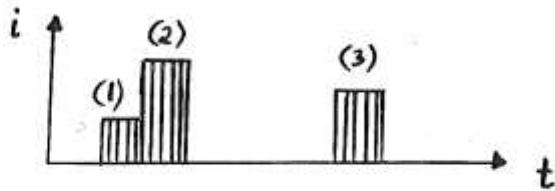
περισσευμα βροχόπτωσης



$$\frac{Q_2(t)}{Q_1(t)} = \frac{\alpha i}{i} = \alpha$$

Κ (ή ισοδύναμα σε άλλα βιβλία α)=
ηπερίσευμα (cm) / 1 (cm)=
ηπερίσευμα (mm) / 1 0(mm)=

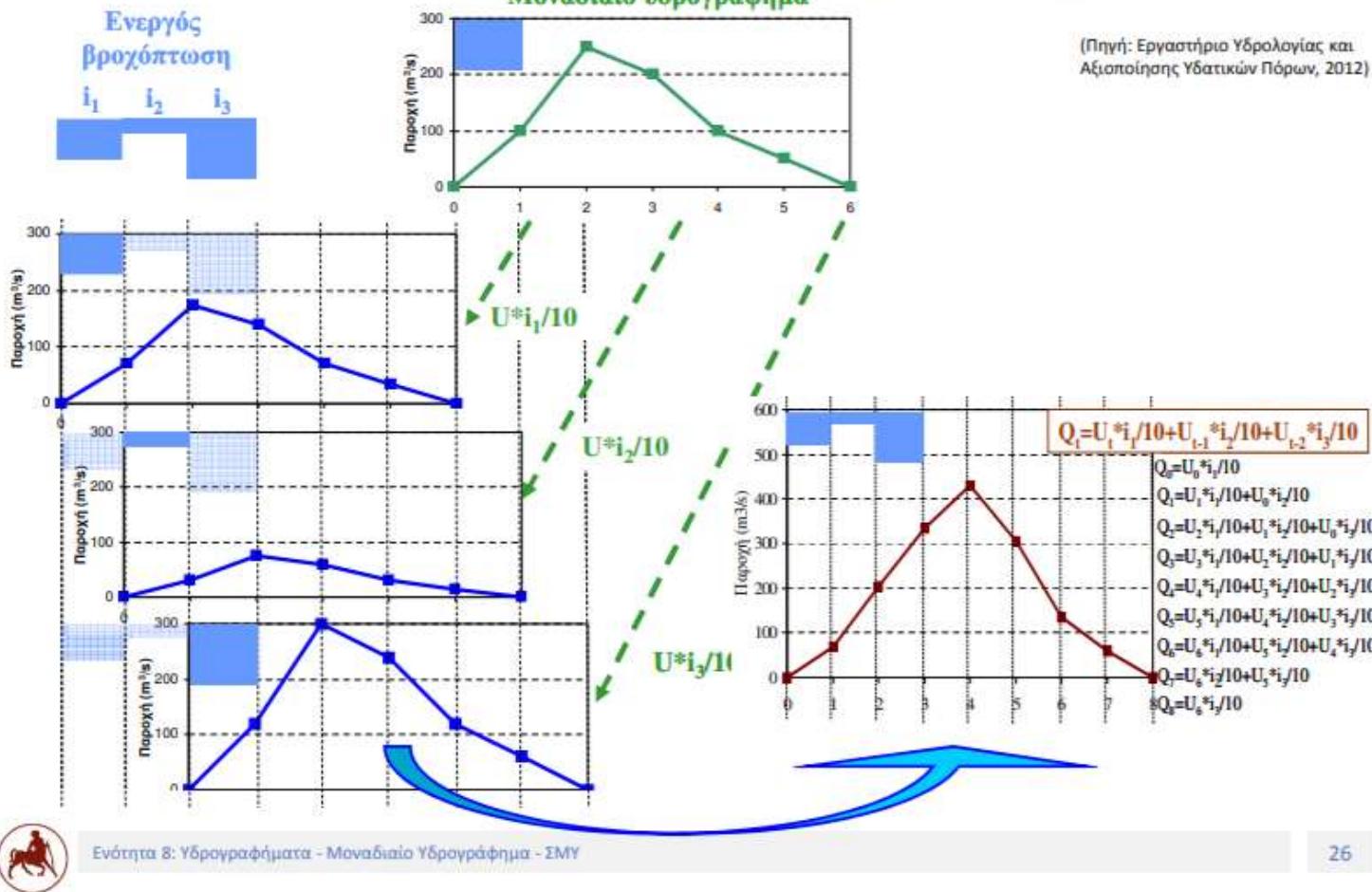
Αρχή της επαλληλίας



Χρυσάνθου, 2013

Χρήση ΜΥΓ για υπολογισμό ΥΓ Μεταβλητή ένταση βροχόπτωσης

Μοναδιαίο υδρογράφημα



Εξίσωση συνέλιξης

- Εξίσωση μοναδιαίου

$$\begin{aligned} Q_n &= \sum_{i=1}^n P_i \cdot U_{n-i+1} = \\ &= P_n U_1 + \dots + P_1 U_n \end{aligned}$$

5.2.2 Αρχές του μοναδιαίου υδρογραφήματος

Οι αρχές στις οποίες στηρίζεται η μέθοδος του μοναδιαίου υδρογραφήματος είναι:

a) Αρχή της επαλληλίας

Σύμφωνα με την αρχή αυτή το συνολικό υδρογράφημα απορροής που προκύπτει από επιμέρους βροχοπτώσεις είναι το υδρογράφημα με τεταγμένες το άθροισμα των τεταγμένων των υδρογραφημάτων απορροής των επιμέρους βροχοπτώσεων κατάλληλα μετατοπισμένων ώστε η αρχή τους να συμπίπτει με την έναρξη της αντίστοιχης βροχής (Σχήμα 5.4).

β) Αρχή της αναλογίας

Σύμφωνα με την αρχή αυτή, δύο βροχές της ίδιας διάρκειας αλλά διαφορετικής έντασης δημιουργούν υδρογραφήματα με την ίδια χρονική βάση αλλά οι τεταγμένες για κάθε χρονική στιγμή έχουν λόγο ίσο με το λόγο των εντάσεων. Επομένως αν έχουμε δύο βροχοπτώσεις της ίδιας διάρκειας με λόγο εντάσεων ίσο με m , τότε προκύπτουν υδρογραφήματα απορροής τα οποία θα έχουν τεταγμένες με λόγο m .

Μπέλλος, Τεχνική Υδρολογία

Γραμμικό μοντέλο

1. Αν είναι γνωστό το ΜΥΓ συγκεκριμένης διάρκειας, τότε το υδρογράφημα της άμεσης απορροής κάθε άλλης βροχής (διαφορετικής έντασης) αλλά της ίδιας διάρκειας μπορεί να προβλεφθεί.

Παράδειγμα. Δίνεται το ΜΥΓ των 6 hr μιας λεκάνης απορροής (U). Ζητείται το YAA από βροχή περισσεύματος 25 mm της ίδιας διάρκειας.

t (hr)	0	3	6	9	12	15	18	21	24	27	30	33	36	39
U (m^3/s)	0	34	84	116	114	75	45	29	20	14	9	5	2	0

Τσακίρης, 2014

Από τον ορισμό του ΜΥΓ προκύπτει ότι το ύψος περισσεύματος είναι $1 \text{ cm} \approx 10 \text{ mm}$. Επομένως η ένταση π.β. είναι $i_1 = 10/6 \text{ mm/h}$. Στην περίπτωση του περισσεύματος των 25 mm η ένταση $i_2 = 25/6 \text{ mm/h}$. Δηλαδή ο λόγος των εντάσεων $k = 25/10 = 2.5$. Σύμφωνα με την αρχή της αναλογίας το YAA στη δεύτερη περίπτωση θα έχει τεταγμένες που θα προέρχονται από τις αρχικές πολλαπλασιασμένες επί k και χρονική βάση την ίδια. Συνεπώς το YAA, (R), υπολογίζεται

t (hr)	0	3	6	9	12	15	18	21	24	27	30	33	36	39
R (m^3/s)	0	85	210	290	260	187.5	112.5	72.5	50	35	22.5	12.5	5	0

Εφαρμογή μοναδιαίου...

Είναι προφανές, ότι από τις αρχές της επαλληλίας και της αναλογίας μπορούν να προκύψουν τα εξής συμπεράσματα :

- Αν είναι γνωστό το μοναδιαίο υδρογράφημα απορροής μιας βροχόπτωσης συγκεκριμένης διάρκειας, τότε μπορεί να υπολογιστεί το υδρογράφημα απορροής κάθε άλλης βροχόπτωσης διαφορετικής έντασης αλλά ίδιας διάρκειας.
- Αν είναι γνωστό το υδρογράφημα απορροής μιας βροχόπτωσης γνωστού ύψους και συγκεκριμένης διάρκειας, τότε μπορεί να υπολογιστεί το μοναδιαίο υδρογράφημα της βροχόπτωσης αυτής.
- Αν είναι γνωστό το υδρογράφημα απορροής μιας βροχόπτωσης ορισμένης διάρκειας, τότε είναι δυνατός ο υπολογισμός του υδρογραφήματος απορροής που προέρχεται από βροχόπτωση πολλαπλάσιας διάρκειας αλλά ίδιας έντασης.

Μοναδιαίο: Ταυτότητα λεκάνης (ξεχωριστό για κάθε λεκάνη απορροής)

Με βάση τον ορισμό του μοναδιαίου υδρογραφήματος τα χαρακτηριστικά του είναι :

- Το μοναδιαίο υδρογράφημα αντιπροσωπεύει όλα τα φυσικά χαρακτηριστικά της λεκάνης απορροής (σχήμα, μέγεθος, κλίση, έδαφος) αλλά και της βροχόπτωσης που το προκάλεσε (τύπος, ένταση, διάρκεια).
- Εφόσον τα χαρακτηριστικά της λεκάνης απορροής δε μεταβάλλονται από βροχόπτωση σε βροχόπτωση, τότε τα υδρογραφήματα του προέρχονται από βροχοπτώσεις ίδιας διάρκειας και τύπου, θεωρούνται ότι έχουν όμοιο σχήμα και χρονική βάση.

Προϋποθέσεις εφαρμογής

5.2.3 Προϋπόθεση εφαρμογής του μοναδιαίου υδρογραφήματος

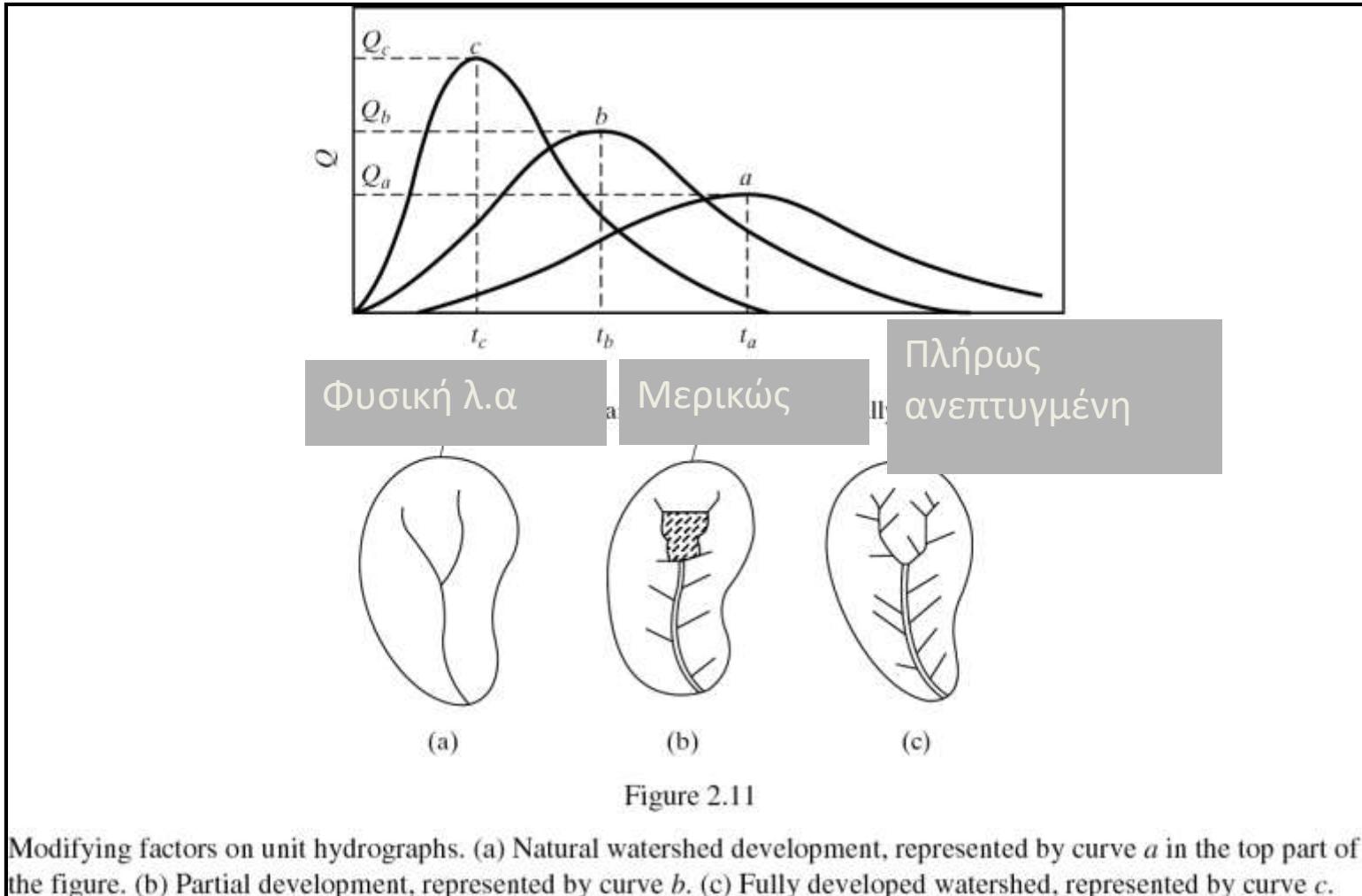
Σύμφωνα με τους Linsley et al (1949) οι προϋποθέσεις για τη χρήση του μοναδιαίου υδρογραφήματος είναι :

- Για βροχές με την ίδια διάρκεια, η κατανομή του περισσεύματος της βροχής στο χώρο και στο χρόνο είναι ίδια.
- Κατά τη διάρκεια της βροχής η ένταση είναι σταθερή.
- Δύο βροχοπτώσεις της ίδιας διάρκειας αλλά διαφορετικού ύψους περισσεύματος δημιουργούν υδρογραφήματα άμεσης απορροής με τεταγμένες ανάλογες των υψών του περισσεύματος βροχόπτωσης (συνθήκη γραμμικότητας).
- Από δύο βροχές με το ίδιο ύψος περισσεύματος της βροχής και την ίδια διάρκεια, που συμβαίνουν σε διαφορετικούς χρόνους, προκύπτουν εντελώς ομοια μοναδιαία υδρογραφήματα (συνθήκη μονιμότητας).

Παγίδες

- μη συνεχή βροχή
- αστικοποίηση
- αλλαγή στη λ.α.

Βαθμός αστικοποίησης ή υδραυλικής «ανάπτυξης» της λεκάνης απορροής



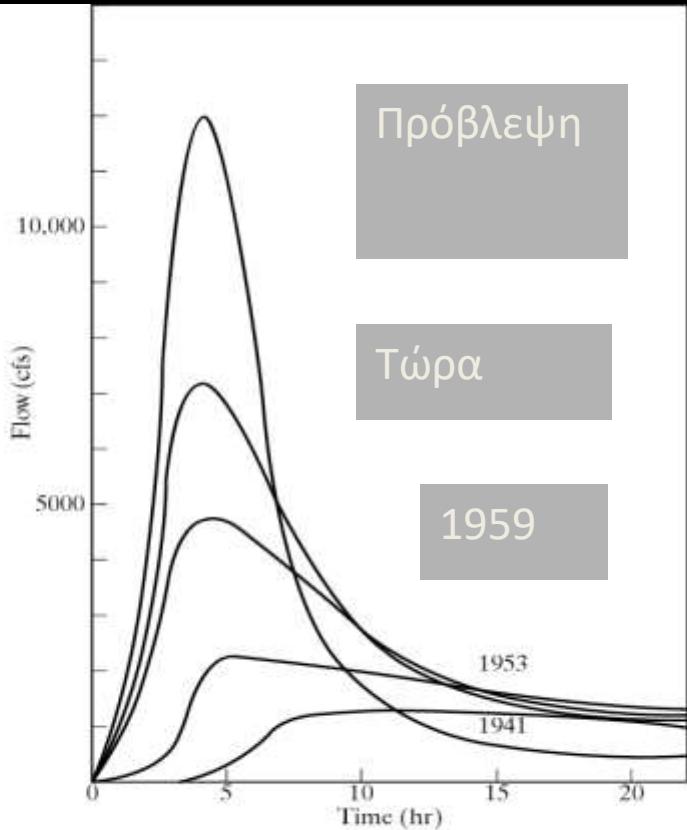


Figure 2.12

Brays Bayou unit hydrograph changes as a function of land use changes.

Ταχύτερη απόκριση με
Την ανάπτυξη
(μικρότερος χρόνος συγκέντρωσης)
Μεγαλύτερη αιχμή
Πρώτιστη ανάγκη για
έργα (πρώτα) κατάντη

Έργα: από κατάντη προς ανάπτυξη

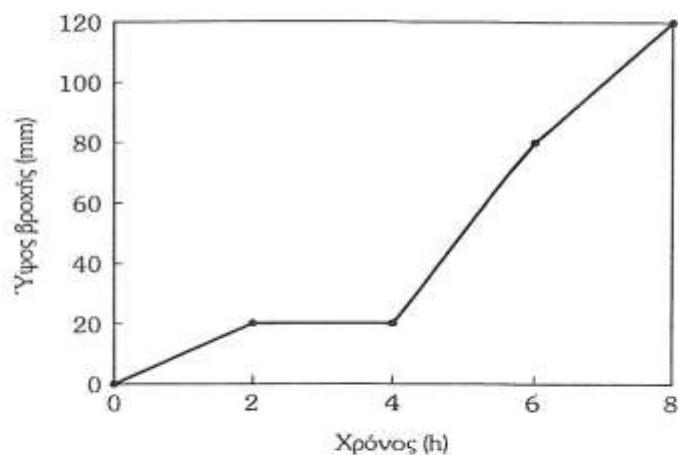
(Τσακίρης και Βαγγέλης, 2009)

Άσκηση 6.5

Δίνεται το ΜΥΓ της 1h μιας λεκάνης απορροής με δείκτη $\Phi = 4 \text{ mm/h}$ (Πίνακας 6.11). Ζητείται να υπολογισθεί το Υδρογράφημα της Συνολικής Απορροής από τη βροχόπτωση του Σχήματος 6.11, με την παραδοχή ότι η βασική απορροή είναι σταθερή και ίση με $9 \text{ m}^3/\text{s}$.

Πίν. 6.11: ΜΥΓ (1h)

t (h)	$U(t)$ (m^3/s)
0	0.00
1	1.59
2	7.28
3	14.06
4	15.49
5	11.64
6	7.45
7	4.77
8	2.93
9	1.80
10	1.13
11	0.69
12	0.45
13	0.18
14	0.00



Σχ. 6.11: Χρονική κατανομή του ύψους βροχής (αθροιστική καμπύλη).

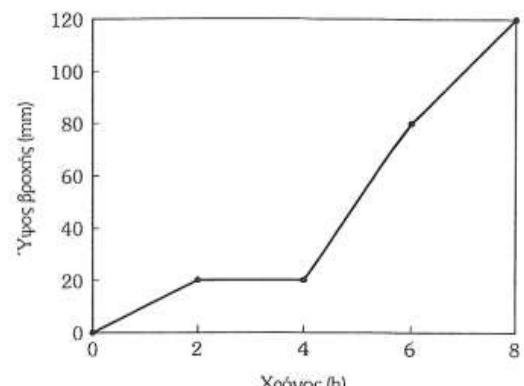
Να υπολογισθεί η μέγιστη παροχή και ο χρόνος που αυτή παρουσιάζεται, με χρονική αφετηρία την έναρξη της βροχής του Σχήματος 6.11.

Άσκηση 6.5

Δίνεται το ΜΥΓ της 1h μιας δεκάνης απορροής με δείκτη $\Phi = 4 \text{ mm/h}$ (Πίνακας 6.11). Ζητείται να υπολογισθεί το Υδρογράφημα της Συνολικής Απορροής από τη βροχόπτωση του Σχήματος 6.11, με την παραδοχή ότι η βασική απορροή είναι σταθερή και ίση με $9 \text{ m}^3/\text{s}$.

Πίν. 6.11: ΜΥΓ (1h)

t (h)	$U(t)$ (m^3/s)
0	0.00
1	1.59
2	7.28
3	14.06
4	15.49
5	11.64
6	7.45
7	4.77
8	2.93
9	1.80
10	1.13
11	0.69
12	0.45
13	0.18
14	0.00



Σχ. 6.11: Χρονική κατανομή του ύψους βροχής (αθροιστική καμπύλη).

Να υπολογισθεί η μέγιστη παροχή και ο χρόνος που αυτή παρουσιάζεται, με χρονική αφετηρία την έναρξη της βροχής του Σχήματος 6.11.

$$i_{(0-2)} = 20/2 = 10 \text{ mm/hr}$$

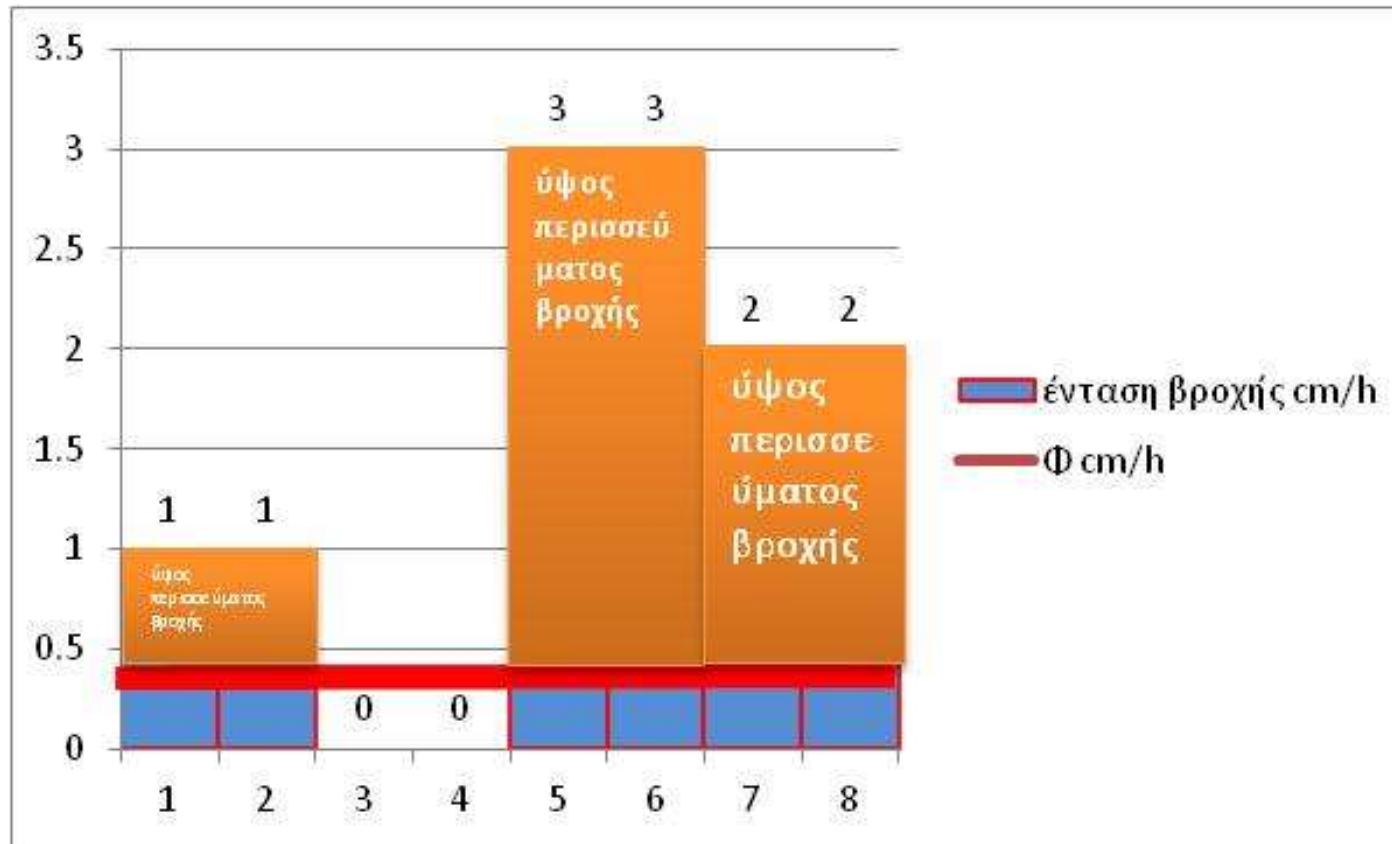
$$i_e = 10 - \Phi = 6 \text{ mm/hr}$$

Μοναδιαίο 1 ώρας, $i_e = 10/1 = 10 \text{ mm/hr}$

$$i_{(0-2)} = (80-20)/2 = 30 \text{ mm hr}$$

$$i_e = 30 - \Phi = 26 \text{ mm hr}$$

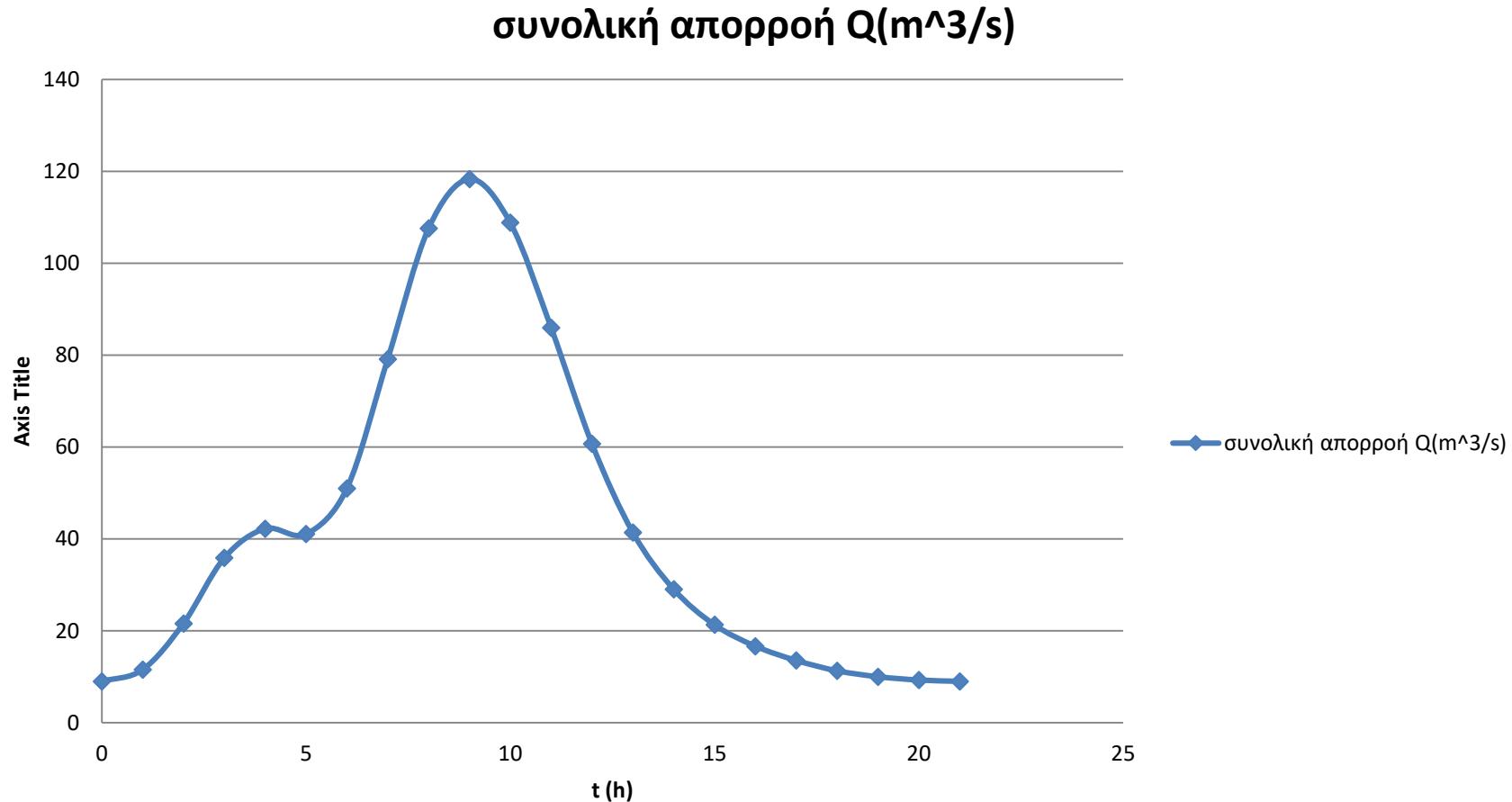
- Αφού κατασκευάσω το υετόγραμμα τότε με φάση το δείκτη Φ προσδιορίζω το περίσσευμα βροχής (εμβαδό υετογράμματος πάνω από το δείκτη ϕ , πορτοκαλί χρώμα)



Μόνο αυτές οι τιμές αθροίζονται όχι το μοναδιαίου που υπάρχει απλά για βοηθητικούς λόγους

Χρόνος (h)	μυγ	1 ωρα	2 ωρα	3 ωρα	4 ωρα	5 ωρα	6 ωρα	7 ωρα	8 ωρα	αμεση απορρο ή	βασική απορρο ή	t (h)	συνολικ ή απορρο ή Q(m^3/s)
0	0	0								0	9	0	9
1	1.59	0.954	0							0.954	9	1	9.954
2	7.28	4.368	0.954	0						5.322	9	2	14.322
3	14.06	8.436	4.368	0	0					12.804	9	3	21.804
4	15.49	9.294	8.436	0	0	0				17.73	9	4	26.73
5	11.64	6.984	9.294	0	0	4.134	0			20.412	9	5	29.412
6	7.45	4.47	6.984	0	0	18.928	4.134	0		34.516	9	6	43.516
7	4.77	2.862	4.47	0	0	36.556	18.928	2.544	0	65.36	9	7	74.36
8	2.93	1.758	2.862	0	0	40.274	36.556	11.648	2.544	95.642	9	8	104.642
9	1.8	1.08	1.758	0	0	30.264	40.274	22.496	11.648	107.52	9	9	116.52
10	1.13	0.678	1.08	0	0	19.37	30.264	24.784	22.496	98.672	9	10	107.672
11	0.69	0.414	0.678	0	0	12.402	19.37	18.624	24.784	76.272	9	11	85.272
12	0.45	0.27	0.414	0	0	7.618	12.402	11.92	18.624	51.248	9	12	60.248
13	0.18	0.108	0.27	0	0	4.68	7.618	7.632	11.92	32.228	9	13	41.228
14	0	0	0.108	0	0	2.938	4.68	4.688	7.632	20.046	9	14	29.046
15			0	0	0	1.794	2.938	2.88	4.688	12.3	9	15	21.3
16				0	0	1.17	1.794	1.808	2.88	7.652	9	16	16.652
17					0	0.468	1.17	1.104	1.808	4.55	9	17	13.55
18						0	0.468	0.72	1.104	2.292	9	18	11.292
19							0	0.288	0.72	1.008	9	19	10.008
20								0	0.288	0.288	9	20	9.288
21									0	0	9	21	9

Σύνθετες βροχοπτώσεις, προσοχή στη μέγιστη τιμή και την ώρα, απρόβλεπτη



Προσδιορισμός Μοναδιαίου Υδρογραφήματος

- Αν υπάρχουν δεδομένα (αντικειμενικές δυσκολίες+ έλλειψη υδρολογικών δεδομένων στον Ελληνικό χώρο), επιλύω ένα σύστημα (βλπ εφαρμογή, εντός ύλης). Πιο γενικά, επιλύοντας ένα πρόβλημα γραμμικής παλινδρόμησης (εκτός ύλης).
- Αν δεν υπάρχουν δεδομένα, έχει καθιερωθεί να χρησιμοποιηθούν τα συνθετικά μοναδιαία υδρογραφήματα από τη βιβλιογραφία. Δυστηχώς, τα δεδομένα προέρχονται από τις Ηνωμένες Πολιτείες και όχι π.χ. από το Μεσογειακό χώρο:
 - Μέθοδος SCS
 - Μέθοδος SNYDER

$\chi_{\text{povos orginipwou}} \neq \chi_{\text{povos vtipou}}$

t_c

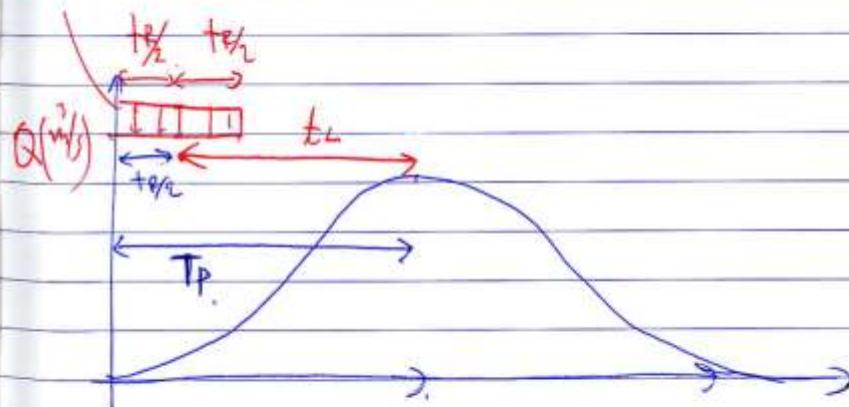
t_L

χρόνος των χρ. τω
νέρα από το πιο αποτελεσματικό^{αποτελεσματικό}
αποτελεσματικός με
αυτήν την στάν
εποίησε

ii. Βίβος ενέργειας
Βροχής με
iii. Βίβος υποχρεωφούσιων
 \approx πίνος χρόνου
Βροχής με χρόνο
ανήσυχης γενημάτων

$i(\text{mm/h})$

$$t_L \approx 0.6 t_c$$



$f(t)$

T_P : χρόνος διάρκειας ανήσυχης της ποσότητας
μίνιστρων = $t_F/2 + t_L = T_P$

SCS

$$t_L = 0.60 + C$$

$$t_L = \frac{L_d^{0.8} (S + 2.54)^{0.7}}{14104 \sqrt{S_d}}$$

Ld: developing river distance upstream (km)

Sd: friction slope near river bottom (degrees)

$$S = 2540 / CN - 25.4 \quad [\text{cm}]$$

Snyder

$$t_L = 0.752 C_f (L / L_c)^{0.3}$$

Προσδιορισμός μοναδιάίου α. επίλυση συστήματος

B. Συνθετικό Μοναδιαίο Υδρογράφημα

- Δύο μέθοδοι: Snyder και SCS
- Snyder και SCS αντιστοιχούν σε (ενεργό) βροχή συγκεκριμένης διάρκειας t_r . Ωστόσο, η μέθοδος Snyder προσαρμόζεται πιο εύκολα σε διάρκεια βροχής t_R .
- Προσδιορίζεται η μέγιστη απορροή με βάση τα φυσιογραφικά χαρακτηριστικά της λεκάνης κύρια, την έκταση της λεκάνης και το χρόνο υστέρησης.
- Υποτίθεται μία κατανομή της παροχής στο χρόνο

Συνθετικό μοναδιαίο κατά Snyder

Μέθοδος SNYDER

t_L , χρόνος
υστέρησης (αντί
tp)

$$t_p = 0.752 C_t (L L_c)^{0.3}$$

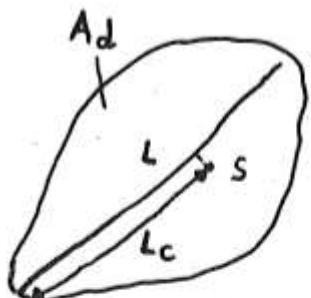
tr, χρόνος
βροχής
αρχικού
μοναδιαίου
Κατά
Snyder

L : [km]

L_c : [km]

t_p : [ώρες]

$C_t = 1.8$ έως 2.2 (εξαρτάται από την κλίση της λεκάνης απορροής)



Έξοδος λεκάνης απορροής

Χρόνος βροχής,
tr, έλεγχος,
ισχύει η
ισότητα?,
διαφορετικά:

$$t_T = \frac{t_p}{5.5}$$

tr : διάρκεια βροχόπτωσης. [ώρες]

tp
Χρόνος υστέρησης
(επιβράδυνσης)
 \approx

Χρόνος μεταξύ κέντρου
βάρους βροχής και
μέγιστης απορροής

Στις παραπάνω εξισώσεις:

- L = μήκος κυρίου υδατορεύματος από το πιο απομεμακρυσμένο σημείο ως την έξοδο ακολουθώντας το κύριο ρεύμα (Km)
- L_c = μήκος του κυρίου υδατορεύματος από το πλησιέστερο στο κέντρο βάρους της λεκάνης μέχρι την έξοδο (Km)
- C_t = συντελεστής που αντιπροσωπεύει τα τοπογραφικά και εδαφολογικά χαρακτηριστικά της λεκάνης (κυμαίνεται από 1.80 μέχρι 2.20). Για λεκάνες με μεγάλες κλίσεις η τιμή του C_t τείνει στη χαμηλότερη τιμή
- C_p = συντελεστής που αντιπροσωπεύει τις συνθήκες μεταφοράς του πλημμυρικού κύματος και της αποθήκευσης της λεκάνης (κυμαίνεται από 0.56 μέχρι 0.69)
- A = έκταση της λεκάνης (Km^2)

Αν το υποτούμενο ΜΥΓ έχει διάρκεια +'

Χρόνος Επιβράδυνσης

Η μέθοδος Snyder αναπτύχθηκε κατόπιν εμπειστατωμένης μελέτης μεγάλου αριθμού υδρογραφημάτων των Λεκανών απορροής της περιοχής των Αππαλαχίων ορέων της Β. Αμερικής. Από την μελέτη αυτή προέκυψε η κατωτέρω σχέση προσδιορισμού της χρονικής επιβραδύνσεως της Λεκάνης απορροής

$$t_L = 0.752 C_t (L L_c)^{0.3} \quad (7.24)$$

όπου t_L = η χρονική επιβράδυνση (υστέρηση), [hr], L = το μήκος, [km], από την έξοδο της Λεκάνης απορροής μέχρι του απώτατου σημείου αυτής μετρούμενο κατά μήκος του κυρίου ρεύματος, L_c = το μήκος, [km], από την έξοδο της Λεκάνης απορροής μέχρι το πλησιέστερο προς το κέντρο βάρους της σημείο, το οποίο κείται επί του κυρίου ρεύματος, μετρούμενο κατά μήκος του κυρίου ρεύματος και C_t = συντελεστής κυμαινόμενος από 1.8 μέχρι 2.2, με την μικρότερη τιμή εφαρμοζόμενη σε Λεκάνες απορροής σχετικώς μεγάλης κλίσεως.

Έλεγχος

χρόνος βροχής
που ψάχνω

- Εάν $t_R \neq t_r$ (όπου t_R : διάρκεια περισσεύματος βροχόπτωσης ΜΥΓ),
τότε:

t_{LR} (αντί t_{pR})
'άλλος
συμβολισμός

$$t_{pR} = t_p + 0.25 (t_R - t_r)$$

t_{pR} : [ώρες]

$t_{pR} \rightarrow Q_{pR}$ $t_{pR} \rightarrow T_R$

t_L , χρόνος
υστέρησης (αντί
 t_p)
Συμβολισμός
Σακκά

Έλεγχος

Για επιθυμητή διάρκεια του ΜΥΓ (ήτοι διάρκεια του περισσεύματος βροχοπτώσεως) t_R , διαφορετική από την διάρκεια t_r την οποία παρέχει η Εξ. 7.25, η χρονική επιβράδυνση t_{LR} , [hr], υπολογίζεται με την σχέση

$$t_{LR} = t_L + 0.25 (t_R - t_r) \quad (7.27)$$

οι δε αντίστοιχες μεταβλητές U_{pR} και T_R δίδονται, αντιστοίχως, από τις Εξ. 7.26α,β εάν σε αυτές εισαχθεί η τιμή t_{LR} αντί της τιμής t_L , ήτοι

Για $tr=tL/5.5$

☺

$$Q_p = 2.78 \frac{C_p A_d}{t_p}$$

$Q_p : [m^3/s]$ $t_p : [\omega pes]$

A_d : έκταση της λεκάνης απορροής [km^2]

$C_p = 0.56$ έως 0.69 (εξαρτάται από τις συνθήκες ανοδήκευσης ενηλ λεκάνη απορροής)

$$T = 3 + \frac{t_p}{8}$$

Ικανοποιητικά αποτελέσματα
⇒ για μεγάλες λεκάνες απορροής

$T : [\text{ημέρες}]$ $t_p : [\omega pes]$

$$T = 3 t_p \text{ έως } 5 t_p$$

⇒ για μικρές λεκάνες απορροής

Αιχμή

$$U_{pR} = 2.778 C_p A_d / t_{LR}, \quad T_R = 3 + t_{LR} / 8 \quad (7.28\alpha,\beta)$$

Τα πλάτη του ΜΥΓ W_{50} και W_{75} παρέχονται από τις σχέσεις

$$W_{50} = \frac{2.143}{q_{pR}^{1.08}}, \quad W_{75} = \frac{1.225}{q_{pR}^{1.08}} \quad (7.29\alpha,\beta)$$

όπου W_{50} , W_{75} = το πλάτος του ΜΥΓ, [hr], σε ύψος, αντιστοίχως, 50% και 75% της παροχής αιχμής και $q_{pR} = U_{pR} / A_d$ είναι η παροχή αιχμής του ΜΥΓ ανά μονάδα επιφάνειας της Λεκάνης απορροής, [$m^3/s.cm.km^2$]. Τα πλάτη αυτά πρέπει να λαμβάνονται κατά τρόπον ώστε το 1/3 αυτών να ευρίσκεται αριστερά και τα 2/3 δεξιά της τετμημένης της αιχμής.

Διαφορετικά: (σύνηθες)

t_{LR} (αντί t_{pR})
'άλλος
συμβολισμός

- Εάν $t_R \neq t_r$ (όπου t_R : διάρκεια περισσεύματος βροχόπτωσης ΜΥΓ), τότε:

$$t_{pR} = t_p + 0.25 (t_R - t_r)$$

t_{pR} : [ώρες]

$t_{pR} \rightarrow Q_{pR}$

$t_{pR} \rightarrow T_R$

$$Q_p = 2.78 \frac{C_p A_d}{t_p}$$

$$T = 3 + \frac{t_p}{8}$$

ικανοποιητικά αποτελέσματα
 \Rightarrow για μεγάλες λεκάνες απορροής

T : [ημέρες]

t_p : [ώρες]

$$W_{50} = \frac{2.143}{q_{PR} 1.08}$$

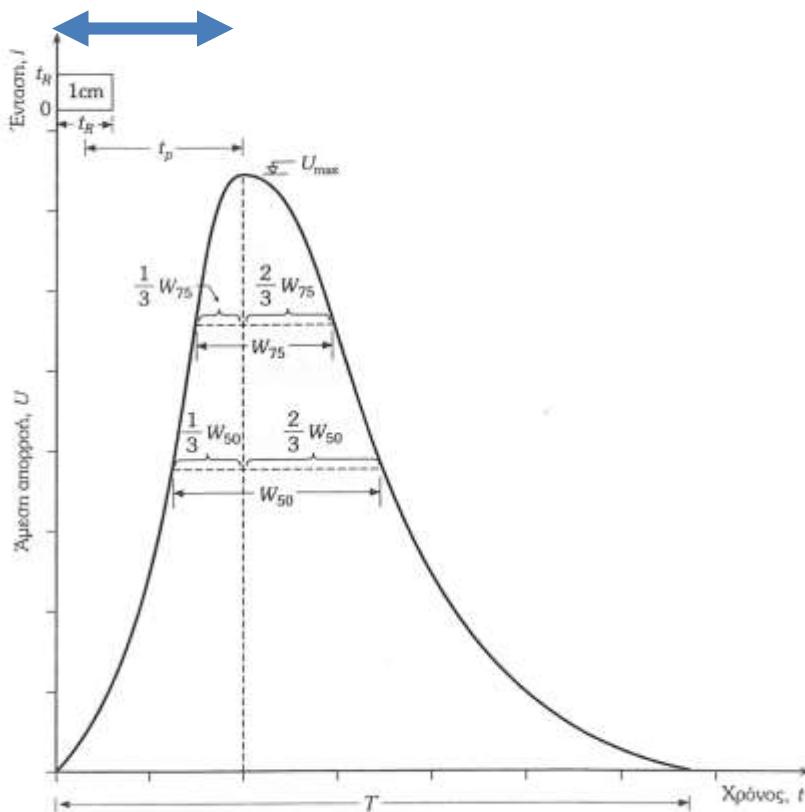
$$W_{75} = \frac{1.225}{q_{PR} 1.08}$$

[ωρες]

$$q_{PR} = Q_{PR} / A_d$$

[$m^3/s \cdot km^2$] χρόνος
αιχμής

418



Σχ. 11.13: Προσδιορισμός του ΜΥΓ κατά Snyder.

Μεθοδολογία συνθετικού μοναδιαίου κατά Snyder

- Προσδιορισμός χρόνου υστέρησης
- Προσδιορισμός χρόνου (ενεργούς) βροχής
κατά Snyder: $t_r = t_L / 5.5$
- Έλεγχος: Το μοναδιαίο που ψάχνω σε
διάρκεια (ενεργούς) βροχής αντιστοιχεί, t_R ?
Αν $t_r \neq t_R$, διορθώνω απλά το χρόνο
υστέρησης: t_{LR}
- Προσδιορίζω την αιχμή
- Προσδιορίζω την κατανομή

Παράδειγμα υπολογισμού ΜΥΓ κατά Snyder

Διδούνται:

- Εγκατόλιος λεκάνης ανοροποίησης $A_d = 360 \text{ km}^2$
- Μήκος κυρίου ρεύματος $L = 26 \text{ km}$
- Απόσταση κέντρου βαρούς της λεκάνης από την έξοδό της $L_c = 10 \text{ km}$
- Συντελεστές $C_f = 2$ και $C_p = 0.62$

Να υπολογισθεί το ΜΥΓ διαρκείας $t_p = 3 \text{ ώρες}$

Λύση

Απαιτούνται για την κατασκευή του ΜΥΓ:

- Χρονική βάση T
- Χρονική επιβράδυνση t_p
- Παροχή αυχμής Q_p
- Τα ηλάση W_{50} και W_{75} σε ύψη 50% και 75% της αυχμής του ΜΥΓ

Χρόνος υστέρησης έλεγχος

t_L , χρόνος υστέρησης
(αντί t_p) συμβολισμός
Σακκά

$$- t_p = 0.752 C_f (LL_c)^{0.3} = 0.752 \times 2 \times (26 \times 10)^{0.3} = 7.98 \text{ hr}$$

για διάρκεια βροχής $t_r = \frac{t_p}{5.5} = \frac{7.98}{5.5} = 1.45 \text{ hr}$

$$t_r = 1.45 \neq 3 = t_R$$

$$- t_{pR} = t_p + 0.25 (t_R - t_r) = 7.98 + 0.25 (3 - 1.45) = 8.37 \text{ hr}$$

για διάρκεια βροχής $t_R = 3 \text{ ώρες}$

Χρόνος υστέρησης+ μισός χρόνος ενεργούς βροχής
= χρόνος αιχμής

- Η αυχμή του ΜΥΤ εμφανίζεται

$$t_{LR} + \frac{1}{2} t_R = 8.37 + 1.50 = 9.87 \approx 10 \text{ hr}$$

μετά την έναρξη της βροχής

t_{LR} (αντί t_{pR})
'άλλος
συμβολισμός

$$- Q_{PR} = 2.78 \frac{C_p A_d}{t_{PR}} = 2.78 \frac{0.62 \times 360}{8.37} = 74.13 \text{ m}^3/\text{s}$$

$$0.50 Q_{PR} = 37.1 \text{ m}^3/\text{s}$$

$$0.75 Q_{PR} = 55.6 \text{ m}^3/\text{s}$$

$$- T_R = 3 + \frac{t_{PR}}{8} = 3 + \frac{8.37}{8} = 4.05 \approx 4 \text{ πρέπεις}$$

T_R πολύ μεγάλο για τη δεωρούμενη λειτάνη απορροής

$$\text{Γι' αυτό} \quad T_R = 4 \cdot t_{PR} = 4 \times 8.37 = 33.48 \text{ hr} \approx 33 \text{ hr}$$

$$q_{PR} = Q_{PR} / A_d = 74.13 / 360 = 0.206 \text{ m}^3/\text{s} \cdot \text{km}^2$$

$$W_{50} = \frac{2.143}{q_{PR} 1.08} = \frac{2.143}{0.206 1.08} = 11.80 \text{ hr}$$

$$W_{75} = \frac{1.225}{q_{PR} 1.08} = \frac{1.225}{0.206 1.08} = 6.75 \text{ hr}$$

$$\frac{1}{3} W_{50} = 3.93 \text{ hr}$$

$$\frac{2}{3} W_{50} = 7.87 \text{ hr}$$

$$\frac{1}{3} W_{75} = 2.25 \text{ hr}$$

$$\frac{2}{3} W_{75} = 4.50 \text{ hr}$$

Μοναδιαίο κατά SCS

Μέθοδος SCS

- Αντιστοιχεί σε χρόνο βροχής, t_r (περίπου. +-25%)
 $0.133 t_c$
- Υπολογίζω το χρόνο υστέρησης
- Υπολογίζω το μέγιστο (συνάρτηση μόνο της λεκάνης και του χρόνου υστέρησης!)
- Μπορώ να ακολουθήσω τριγωνικό υδρογράφημα ή εναλλακτικά, το αδιάσταστο της SCS
- Αν ο χρόνος βροχής είναι διάφορος τότε η μόνη λύση είναι να εφαρμόσω τις μεθοδολογίες αναλογίας και επαλληλίας του μοναδιαίου

Μέθοδος SCS

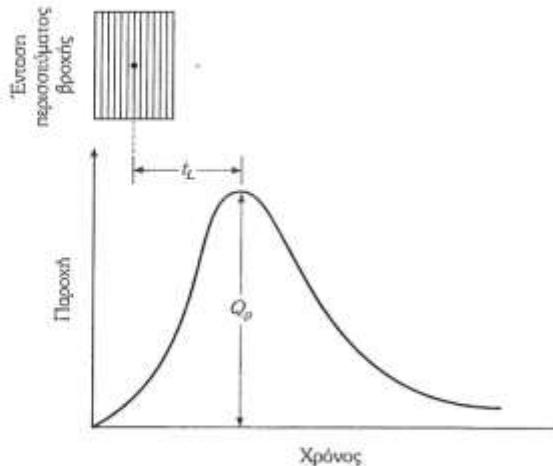
$$t_L = \frac{L^{0.8} (2540 - 22.86 \cdot CN)^{0.7}}{1410 \cdot CN^{0.7} \cdot I_m^{0.5}} \quad (6.32)$$

όπου: t_L ο χρόνος (h)

CN ο αριθμός καμπύλης

L το ανάπτυγμα της μέγιστης διαδρομής (m)

I_m η μέση κλίση της λεκάνης σε ποσοστό.



Σκ. 6.3: Ο χρόνος υστέρησης t_L .

Υπολογιστικά πακέτα όπως το HEC δέχονται ότι ο χρόνος υστέρησης t_L συνδέεται με τον χρόνο συγκέντρωσης t_c

$$t_c = \frac{5}{3} \cdot t_L \quad (6.33)$$

Αιχμή μοναδιαίου, Up

$$t_p = \frac{t_R}{2} + t_L, \quad U_p = \frac{25}{12} \frac{A_d}{t_p} \quad (7.18\alpha,\beta)$$

Σακάς, Τεχνική
Υδρολογία

όπου t_p = ο χρόνος εμφανίσεως της αιχμής, [hr], ήτοι το χρονικό διάστημα το οποίο μεσολαβεί μεταξύ της ενάρξεως της άμεσης απορροής και της εμφανίσεως της παροχής αιχμής της απορροής, t_R = η διάρκεια του περισσεύματος βροχοπτώσεως, [hr], t_L = ο χρόνος υστερήσεως (ή επιβράδυνσης) της Λεκάνης απορροής, [hr], ο οποίος κανονικώς ορίζεται ως ο χρόνος που μεσολαβεί μεταξύ του κέντρου βάρους της βροχοπτώσεως και του κέντρου βάρους της απορροής. Επειδή όμως ο προσδιορισμός του δευτέρου είναι δυσχερής, αντικαθίσταται από την αιχμή του υδρογραφήματος της απορροής. U_p = η παροχή της αιχμής του ΜΥΓ, [$m^3/s.cm$], A_d = το εμβαδόν της Λεκάνης απορροής, [km^2].

Ο χρόνος υστερήσεως της Λεκάνης απορροής παρέχεται από την εμπειρικώς προσδιορισθείσα σχέση

$$t_L = 0.60 t_c \quad (7.19)$$

όπου t_c = ο χρόνος συγκεντρώσεως της Λεκάνης απορροής, [hr],

Αδιάστατο υδρογράφημα μοναδιαίο κατά SCS

Πίν. 6.2: Αδιάστατο μοναδιαίο υδρογράφημα της SCS

t/t_p	U/U_p
0	0
0.1	0.030
0.2	0.100
0.3	0.190
0.4	0.310
0.5	0.470
0.6	0.660
0.7	0.820
0.8	0.930
0.9	0.990
1.0	1.000
1.1	0.990
1.2	0.930
1.3	0.860
1.4	0.780
1.5	0.680
1.6	0.560
1.7	0.460
1.8	0.390
1.9	0.330
2.0	0.280
2.2	0.207
2.4	0.147
2.6	0.107
2.8	0.077
3.0	0.055
3.2	0.040
3.4	0.029
3.6	0.021
3.8	0.015
4.0	0.011
4.5	0.005
5.0	0

Χρόνος Βροχής κατά SCS

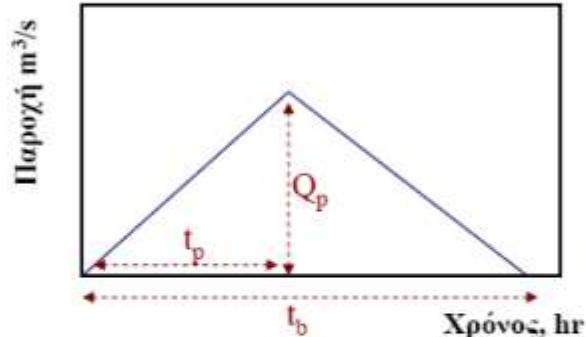
Συνεπώς γνωρίζοντας U_p και t_p μπορούμε να υπολογίσουμε το ΜΥΓ της SCS που αντιστοιχεί σε διάρκεια περισσεύματος $\boxed{0.133 \cdot t_c}$. Αν χρειάζεται το ΜΥΓ άλλης διάρκειας περισσεύματος πρέπει να ακολουθηθεί η γνωστή διαδικασία μετατροπής.

Τσακίρης και Βαγγέλης, 2010

Συνθετικό ΜΥΓ

Μέθοδος Βρετανικού Ινστιτούτου Υδρολογίας

Υπολογισμός ΜΥΓ 1h



$$t_p = \frac{46.6 \cdot L^{0.14}}{S_{0.1L-0.85L}^{0.38} \cdot (1+URBAN)^{1.99} \cdot RMSD^{0.4}}$$

$$t_b = 2.52 \cdot t_p$$

$$10 \text{ mm} * A \text{ km}^2 = 0.5 * t_b \text{ hr} * Q_p [\text{m}^3/\text{sec}]$$

$$Q_p \text{ m}^3/\text{sec} = 0.01 \text{ m} * A * 10^6 \text{ m}^2 / (0.5 * 2.52 * t_p * 3600 \text{ sec})$$

$$Q_p = 2.2 \cdot \frac{A}{t_p}$$

t_p : χρόνος ανόδου [hr]

Q_p : παροχή αιχμής [m^3/sec]

t_b : χρόνος βάσης [hr]

L : μήκος κύριας μισγάγγειας [km]

$S_{0.1 \cdot L - 0.85 \cdot L}$: μέση κλίση υδατορεύματος μεταξύ σημείων στο 10% και 85% του μήκους του [m/km]

URBAN: αναλογία των αστικών περιοχών στη λεκάνη απορροής

RMSD: παράμετρος μεγέθους βροχόπτωσης [mm]

(πρακτικά: το ύψος 24h βροχόπτωσης που αντιστοιχεί σε $T=5$ έτη)

A: έκταση της λεκάνης απορροής [km^2]

