

## नेश निदर्शन प्राचलों का भू-आकारिकी द्वारा निर्धारण

मनोज कुमार जैन<sup>1</sup>

राजदेव सिंह<sup>2</sup>

### सारांश

दो प्राचल नेश निदर्शन अक्सर उपयोग में आने वाला एक तात्कालिक एकक जलालेख है। इस निदर्शन के प्रयोग के लिए इसके प्राचलों का निर्धारण आवश्यक होता है जिन्हें अक्सर पूर्व में मापे गए वर्षा-बहाव के आंकड़ों से ज्ञात किया जाता है। परन्तु जब आंकड़ें पर्याप्त मात्रा में उपलब्ध नहीं होते तब इन प्राचलों को जलग्रहण क्षेत्र के माप सकने वाले भू-आकारिकी स्थिरांकों से संबंधित करके निकाला जा सकता है। इस अध्ययन में कोलार जलग्रहण क्षेत्र के नेश निदर्शन प्राचलों को भू-आकारिकी स्थिरांकों द्वारा ज्ञात किया गया है। ज्ञात किए गये प्राचलों की उपयोगिता का सत्यापन पूर्व में आंकलित आंकड़ों के संश्लेषण द्वारा किया गया है। अध्ययन से पता चलता है कि इस विधि द्वारा प्राप्त प्राचलों का इस जल ग्रहण क्षेत्र के वर्षा-बहाव विश्लेषण में प्रयोग किया जा सकता है।

### प्रस्तावना

नेश (1957) तात्कालिक एकक जलालेख, प्रभावी जलालेख से सतही जल बहाव निर्धारण हेतु कई अध्ययनों में प्रयुक्त हुआ है। इसे निम्न समीकरण द्वारा दिया जाता है।

$$h(t) = k \frac{1}{k\sqrt{N}} \left( \frac{t}{K} \right)^{N-1} e^{-t/K} \quad \dots (1)$$

जहां,  $h(t)$  = तात्कालिक एकक जलालेख,  $k$  = पैमाना प्राचल,  
 $n$  = आकार प्राचल,  $t$  = समय एवं ;  $\Gamma()$  = गामा फंक्शन।

इस निदर्शन के प्रयोग हेतु हमें निदर्शन प्राचलों का निर्धारण वर्षा-बहाव के आंकड़ों द्वारा करना होता है। परन्तु कई बार समुचित संख्या में वर्षा-बहाव के आंकड़े न होने के कारण अनुकूल प्राचलों का निर्धारण कठिन होता है। ऐसे स्थानों के लिए सह-संबंध के आधार पर निदर्शन प्राचलों का जल ग्रहण क्षेत्र के माप सकने वाले स्थिरांकों से जोड़ने की कोशिशें हुई हैं (नेश 1957 व 1963) परन्तु इस प्रकार प्राप्त हुए सह-संबंध एक क्षेत्र से दूसरे क्षेत्र में जाने में बदलते रहते हैं (डीविटो, 1975) तथा इस तरह के संबंध स्थापित करने हेतु एक ही क्षेत्र में कई मापे हुए जलग्रहण क्षेत्रों की आवश्यकता होती है अतः इस विधि द्वारा निर्धारित आकार एवं पैमाना प्राचलों में बड़ी मात्रा में अनिश्चितता होती है। अतः

- 1 वैज्ञानिक 'ब', राष्ट्रीय जल विज्ञान संस्थान, रूड़की।
- 2 वैज्ञानिक 'ई', राष्ट्रीय जल विज्ञान संस्थान, रूड़की।

एसी विधियों की आवश्यकता है जिनसे इन दिक्कतों को दूर किया जा सके एवं उन्हें ऐसे जलग्रहण क्षेत्रों में प्रयोग किया जा सके जिनके लिए वर्षा-बहाव के आकड़ें उपलब्ध नहीं है।

हाल में हुए अध्ययनों द्वारा नेश निदर्शन प्राचलों को भू-आकारिकी तात्कालिक एकक जलालेख के प्राचलों से संसंबधित करने की कोशिशें हुई है। इस दिशा में ये रोसों (1984) का प्रयास सराहनीय है। इस अध्ययन में नेश निदर्शन प्राचलों का निर्धारण भू-आकारिकी विधि द्वारा किया गया है एवं इसका सत्यापन कोलार जलग्रहण क्षेत्र के वर्षा-बहाव संश्लेषण द्वारा किया गया है।

## विधि

रोड्रिज-इटर्व एंव वाल्डीज (1979) द्वारा जलग्रहण क्षेत्र के जलविज्ञानकीय अनुक्रियण को जो कि इसके तात्कालिक एकक जलालेख द्वारा चित्रित किया जाता है, जलग्रहण क्षेत्र के भू-आकारिकी स्थिराकों से विश्लेषणात्मक रूप से जोड़ा है। यह विधि भू-आकारिकी तात्कालिक एकक जलालेख के नाम से विदित है इस विधि में तात्कालिक जलालेख की परिकल्पना जल की एक बूंद के जलग्रहण क्षेत्र के मुहाने पर आने के समय की बारम्बारता के वर्गीकरण से की गई जब प्रभावी एकक वर्षा आयतन जो कि जल ग्रहण क्षेत्र में समान रूप से फैला हुआ है जो शून्य समय में जलग्रहण क्षेत्र में डाला जाता है। भू-आकारिकी निदर्शन एंव नेश निदर्शन के उच्चतम बहाव एंव उच्चतम बहाव समय के गुणनफल को बराबर मानते हुए रोसों (1984) में समापवर्त्य सह-संबंध द्वारा नेश निदर्शन प्राचलों के लिए निम्न संबंध स्थापित किया है।

$$N = 3.29 \left[ \frac{R_B}{R_A} \right]^{0.78} \frac{RL^{0.07}}{L}$$

एवं

... (2)

$$k = 0.70 \left[ \frac{R_A}{R_B R_L} \right]^{-0.48} V^{-1} L_\Omega$$

जहां पर  $R_B$  = द्विसांखन अनुपात:  $R_A$  = क्षेत्रफल अनुपात:  
 $R_L$  = लम्बाई अनुपात,  $V$  = प्रवाह वेग एवं  
 $L_\Omega$  = मुख्य वाहिका की लम्बाई।

स्ट्राहलर कम  $\Omega$  के जलग्रहण क्षेत्र के लिए भू-आकारिकी तात्कालिक एकक जलालेख का उच्चतम बहाव समय ( $t_p$ ) निम्न समीकरण से दिया जा सकता है।

$$t_p = 1.584 \left[ \frac{R_B}{R_A} \right]^{0.55} \frac{R^{-0.38} V^{-1} L_\Omega}{L} \quad \dots (3)$$

समी० (1) के लिए उच्चतम बहाव समय को नीचे दिया गया है।

$$t_p = k(N-1) \quad \dots (4)$$

एवं पैमाना प्राचल K निम्न रूप से दिया जा सकता है।

$$K = \frac{LT}{N} \quad \dots (5)$$

जहाँ पर LT विलम्ब समय है जिसे प्रभावी वर्षालेख एवं बाढ़ के भ्वाकृष्टि केन्द्रों के बीच का समयान्तर कहते हैं। समी० (3) एवं (4) को बराबर करने पर एवं K का मान समी० (5) से रखने पर

$$V = 1.584 \left[ \frac{R_B}{R_A} \right]^{0.55} \frac{L_o N}{L (N-1).LT} R^{0.38} \quad \dots (6)$$

उपयुक्त समीकरण में LT एक अज्ञात संख्या है जिसे संकेन्द्रण काल ( $t_c$ ) से निम्न रूप से संबधित किया जा सकता है।

$$LT \propto t_c \text{ या } LT = C.t_c \quad \dots (7)$$

जहाँ पर C एक स्थिरांक है एवं अटिमाइजेसन द्वारा ज्ञात किया जा सकता है। संकेन्द्रण काल को कई विधियों से ज्ञात किया जा सकता है जिसमें से एक किरपिच (1940) द्वारा ही गई है।

$$t_c = 0.0078 [L/\sqrt{S}]^{0.77} \quad \dots (8)$$

जहाँ  $t_c$  मिनट में,  $L_o$  फीट में एवं S जलग्रहण पथ की ढाल है। समी० (7) स्थिरांक "C जो अपरिवर्तित रोसन ब्रोक-पालमर आटिमाइजेसन एलगोरिथम (रोसनब्रोक, 1960) पालमर, 1969, हिम्ब्लेअ, 1972) द्वारा इस प्रकार आटिमाइज करना है जिससे निम्न वैषरीक झित F कम से कम रहें

$$F = W_1 \sum_{j=1}^M (Q_{po}(j) - Q_{pc}(j))^2 + (1-W_1) \sum_{j=1}^M (t_{po}(j) - t_{pc}(j))^2 \quad (9)$$

जहाँ पर  $Q_{po}$  = अवलोकित उच्चतम बहाव,  $Q_{pc}$  = संगणित उच्चतम बहाव,  $t_{po}$  = अवलोकित उच्चतम बहाव समय,  $t_{pc}$  = संगणित उच्चतम बहाव समय,  $W_1$  = अनुमानिक वजन ( $0 \leq W_1 \leq 1$ ) एवं M = वृत्त संख्या।

### अध्ययन क्षेत्र

इस अध्ययन के लिए कोलार जलग्रहण क्षेत्र को सतराना तक लिया गया है। कोलार नदी, नर्मदा नदी की एक सहायक नदी है जो कि विंघाचल पर्वतीय क्षेत्र में 550 मी० पर मध्यप्रदेश के सीहोरे जिले में उदित होती है। यह नदी

इसके 100 कि० मी० के नद मार्ग में करीब 1350 वर्ग कि० मी० क्षेत्रफल का जलनिसरण करती हुई नीलकंठ के पास नर्मदा में मिल जाती है। इस अध्ययन में कोलार को सतराना तक लिया गया है जहां जलग्रहण क्षेत्र 903.88 वर्ग कि० मी० है। सतराना तक कोलार क्षेत्र 22°40' से 23°08' उत्तरी अक्षास से 77°01' से 77°29' पूर्व देशान्तर तक फैली हुई है। इस जलग्रहण क्षेत्र को चित्र (1) में दर्शाया गया है एवं भू-आकारिकी स्थिरांकों को तालिका (१) में दर्शाया गया है।

तालिका-1 भू-आकारिकी स्थिरांक

क्र. सं.	स्थिरांक	मान
1.	A	903.88 वर्ग कि०मी०
2.	R <sub>A</sub>	2.750
3.	R <sub>B</sub>	2.927
4.	R <sub>L</sub>	1.520
5.	L <sub>0</sub>	75.34 वर्ग कि०मी०
6.	S <sub>0</sub>	0.0053

### विश्लेषण

जलग्रहण क्षेत्र के वर्षा-बहाव आंकड़ों को इक्ठठा किया गया एवं दो भागों में बाँटा गया जिसमें से पहले भाग को समी० (7) के स्थिरांक C को आदिमाइज करने में प्रयोग किया एवं दूसरे भाग को निदर्शन के सत्यापन के लिए प्रयुक्त किया गया। तालिका-2 में वर्षा बहाव आंकड़ों के मुख्य गुणधर्मों को दर्शाया गया है।

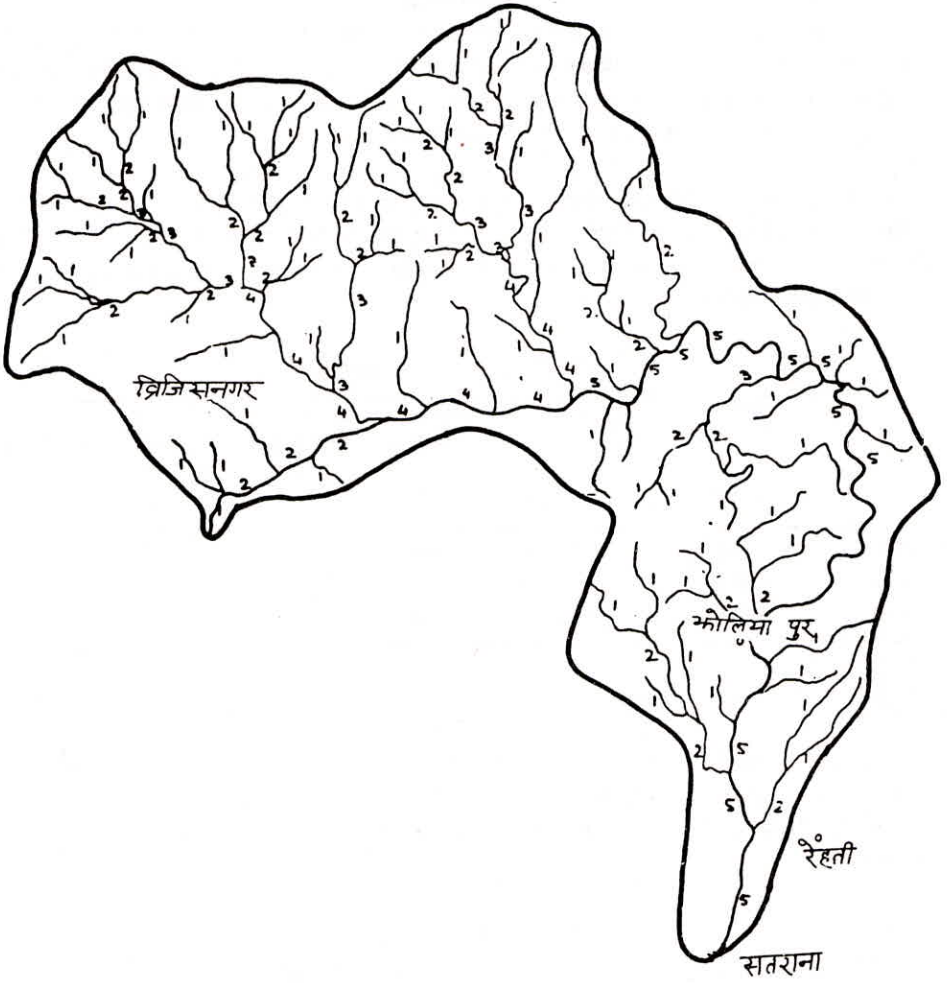
तालिका-2 चुने हुए बाढ़ आंकड़ों के मुख्य गुणधर्म

तारीख	सतही जल आयतन (से०मी०)	उच्चतम बहाव (घन मी०/से०)	उच्चतम बहाव समय (घ०)	उपयोग किया
28.08.83	24.01	4870.87	13	अंकसोधन
10.08.84	7.44	2032.63	12	अंकसोधन
31.07.85	5.22	1290.67	14	अंकसोधन
13.08.85	4.47	1384.50	16	वैधकरण
15.08.86	6.54	1968.38	13	वैधकरण
27.08.86	1.72	881.35	5	वैधकरण

### प्रभावी वर्षा निर्धारण

तालिका (2) में दृश्य बाढ़ आंकड़ों के लिए थीसन विधि द्वारा जलग्रहण क्षेत्र की औसत प्रति घ० वर्षा ज्ञात की गई एवं प्रत्येक वर्षा बहाव वृत्त के लिए फिलिप निदर्शन (फिलिप, 1957) द्वारा अन्तः स्पंदन ज्ञात किया गया,

$$f = A_s + \frac{S}{2\sqrt{t}} \quad \dots (10)$$



चित्र 1-कोलार जलग्रहण क्षेत्र सतराना तक



जहां पर  $f =$  अन्तः स्पंदन (से0 मी0/घ0),  $A_s =$  मृदा के प्रकार पर आधारित एक स्थिरांक (से0 मी0 /घ0)  
 $S =$  सोर्प्टिविटी (से0मी0/घ0<sup>1/2</sup>) जो कि मिट्टी के गुणाधर्म एवं प्रारम्भिक मृदा जल पर आधारित है एवं  $t =$  समय।

### अंकसोधन

निदर्शन का अंकसोधन तालिका-2 में दर्शाये तीन वृत्तों पर खण्ड 2.0 में दी गई विधि द्वारा किया गया। रोजनब्रोक-पाल्पर आस्टिमाईजेसन एलगोरिथम को प्राचल के प्रारम्भिक मान, निम्न एवं अधिकतम मानों का प्रयोग करते हुए पहली संगणना की गई एवं वैषयिक झित F को ज्ञात किया गया। उच्चतम बहाव एवं उच्चतम बहाव समय को बराबर महत्व देते हुए अनुमानिक वजन  $W_1$  (से0 9) को 0.5 रखा गया।

निदर्शन के सफल निस्पादन द्वारा स्थिरांक 'C' का मान 0.3628 प्राप्त हुआ। C के इस मान का प्रयोग करते हुए समी0 (2), (6) एवं (7) द्वारा नेश निदर्शन प्राचलों N एवं K को ज्ञात किया जो क्रमशः 3.56 एवं 1.44 प्राप्त हुए। अंसोधन के परिणामों को सारणी-3 में दर्शाया गया है एवं संश्लेषण के उदाहरणों को चित्र क्रमांक (2) एवं (3) में दो वृत्तों के लिए दर्शाया गया है।

तालिका-3 अंकसोधन के परिणाम

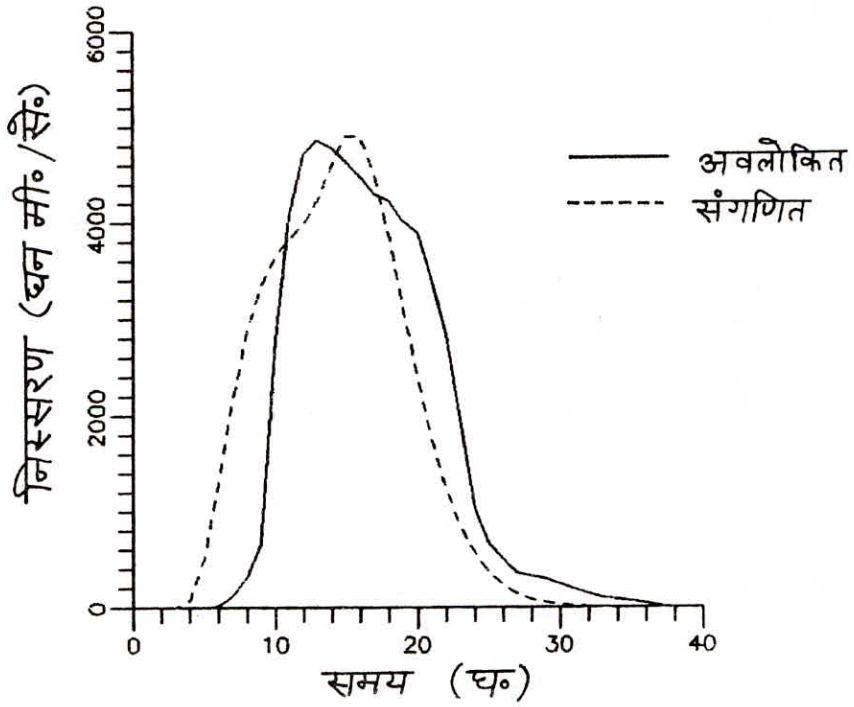
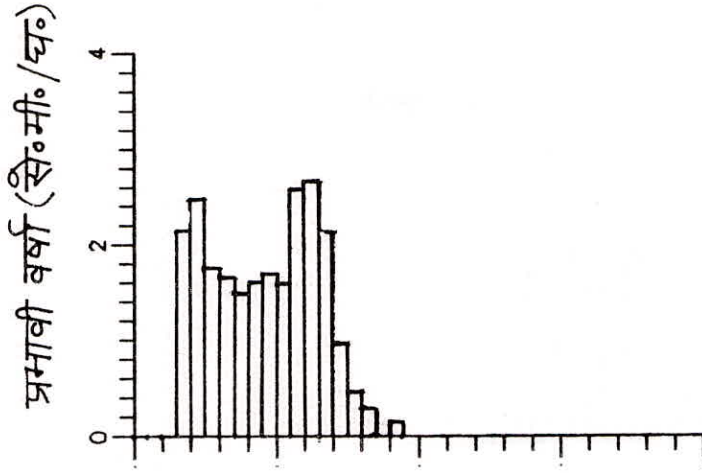
दिनांक	अवलोकिता उच्चतम बहाव (घन मी0/से0)	संगणित उच्चतम बहाव (घन मी0/से0)	प्रतिशत गलती	अवलोकिता उच्चतम बहाव समय (घ0)	संगणित उच्चतम बहाव समय (घ0)	प्रतिशत गलती
18.08.83	4870.87	4909.53	-0.8	13	15	-15.4
10.08.84	2032.63	1954.23	3.9	12	13	- 8.3
31.07.85	1290.57	1826.47	-41.5	14	14	0.0

### वैधकरण

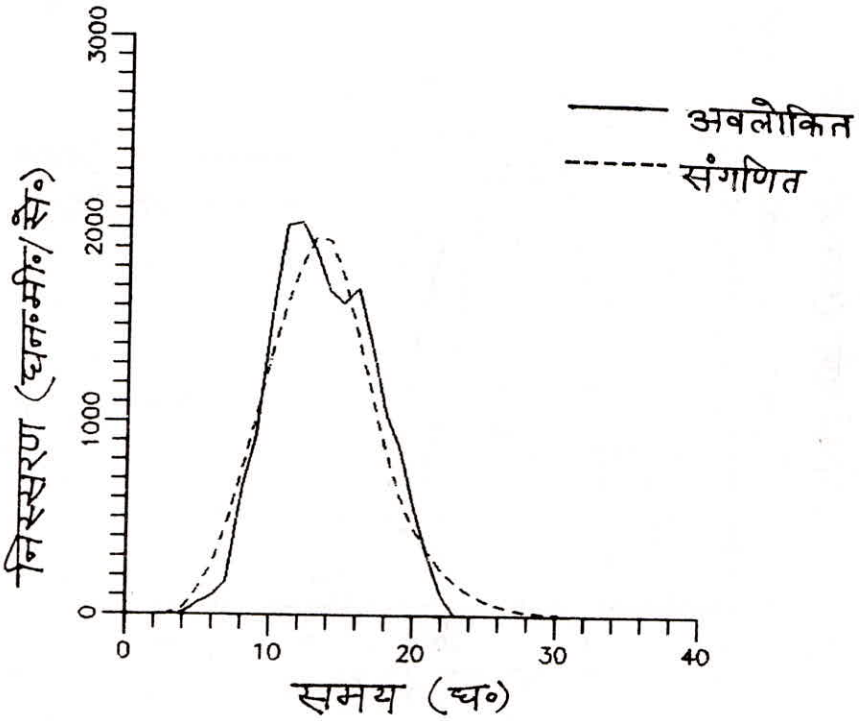
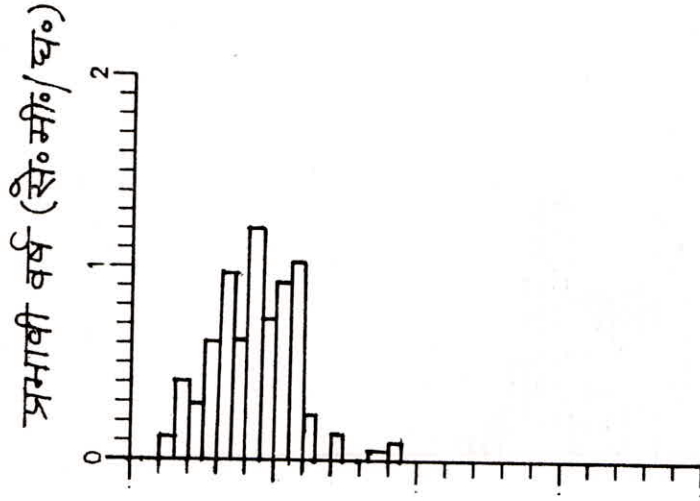
अंकसोधित निदर्शन का दूसरे समूह के वृत्तों के संश्लेषण में प्रयोग किया गया। वैधकरण के परिणामों को तालिका-4 में दर्शाया गया है। संश्लेषण के उदाहरणों को चित्र क्रमांक (4) एवं (5) में दो वृत्तों के लिए दर्शाया गया है। वैधकरण के परिणामों से यह निष्कर्ष निकलता है कि सामान्यतः यह निदर्शन बाढ जलालेख के संश्लेषण में प्रयुक्त किया जा सकता है।

तालिका - 4 वैधकरण के परिणाम

दिनांक	अवलोकिता उच्चतम बहाव (घन मी0/से0)	संगणित उच्चतम बहाव (घन मी0/से0)	प्रतिशत गलती (घ0)	अवलोकिता उच्चतम बहाव समय (घ0)	संगणित उच्चतम बहाव समय	प्रतिशत गलती
13.08.85	1385.50	1492.98	-7.8	16	14	12.5
15.08.86	1968.38	1823.15	7.4	13	14	- 7.7
27.08.86	881.35	710.13	19.4	5	6	-20.0



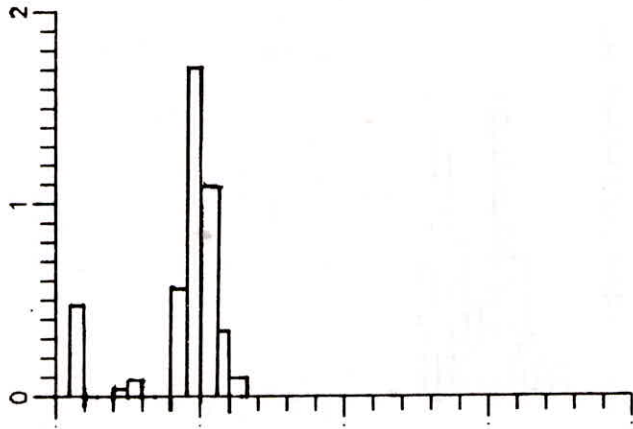
चित्र 2: कृत दिनांक 28.08.83 का अकसोधन परिणाम



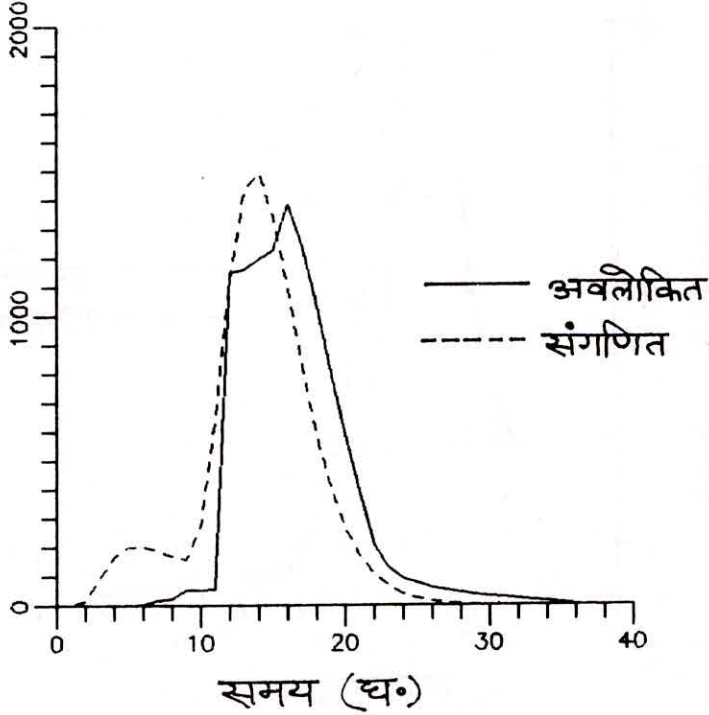
चित्र 3: वृत्त दिनांक 10.08.84 का अकंसोधन परिणाम



प्रभावी वर्षा (से.मी./घं.)

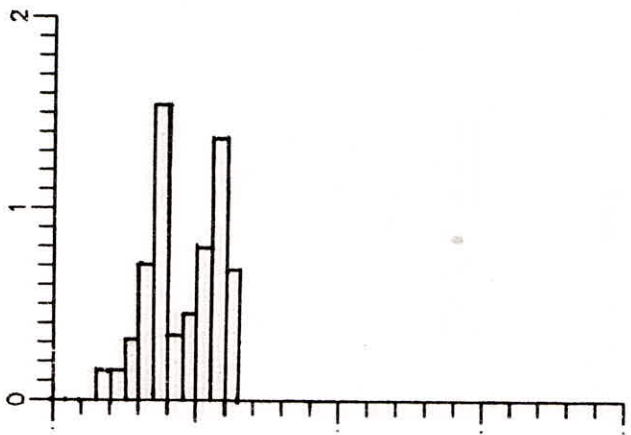


निस्सारण (घन मी०/से०)

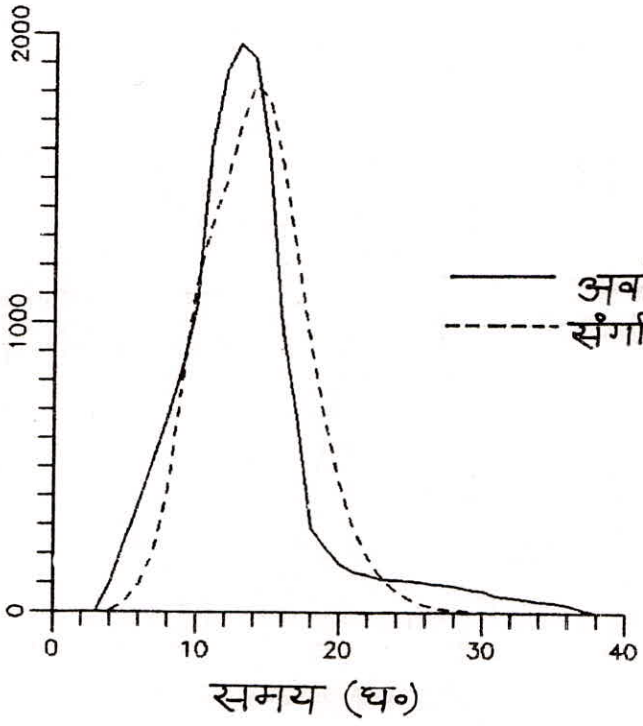


चित्र 4-वृत्त दिनांक 13.08.85 का वैधकरण परिणाम

प्रभावी वर्षा (से.मी./घं.)



निस्सरण (घन मी./से.)



— अवलोकित  
 - - - संगणित

खिल 5-वृत्त दिनांक 15.08.86 का वैधकरण परिणाम

## निष्कर्ष

इस अध्ययन में नेश निदर्शन प्राचलों को कोलार जलग्रहण क्षेत्र के लिए जल ग्रहण क्षेत्र के भू-आकारिकी स्थिरांकों द्वारा ज्ञात किया गया है। सामान्यतः प्रस्तुत विधि द्वारा प्राप्त नेश निदर्शन द्वारा बाढ जलालेख का संश्लेषण अच्छा रहा। निदर्शन द्वारा प्राप्त परिणाम इसलिए भी अच्छे कहे जा सकते हैं। क्योंकि केवल एक स्थिरांक C को ही आण्टिमाईजेसन द्वारा ज्ञात किया गया एवं और सारी जानकारी जलग्रहण क्षेत्र के भू-आकारिकी स्थिरांकों द्वारा ज्ञात की गई। अध्ययन के परिणाम उत्साहवर्धक हैं एवं इस क्षेत्र के और अधिक जलग्रहण क्षेत्रों के विश्लेषण द्वारा स्थिरांक C का क्षेत्रीय मान ज्ञात किया जा सकता है एवं उसे जल ग्रहण क्षेत्र के किसी माप सकने वाले स्थिरांक से संबंधित किया जा सकता है। इसके लिए इस दिशा में और अधिक अध्ययन की आवश्यकता है।

## संदर्भ

हिम्बेलब्लाऊ, डी0 एम0 (1972) 'एप्लाइड नानलीनियर प्रोग्रामिंग, मेंक ग्रहिल, न्यूयार्क, पेज 158-167

चाऊ, वेन0 टी0 (1964) हेण्डबुक आफ एप्लाइड हाइड्रोलॉजी, मेक ग्रहिल, न्यूयार्क

नेश, जे0 ई0 (1957) द फार्म आफ द इस्टेन्टेनियस यूनिट हाइड्रोग्राफ, प्रकाशन स0 45, वाय्यूम3, आई.ए.एच. एस., पेज 114-1121.

पालपर, जे0 आर0 (1969) एन इम्पूब्ड प्रासीजर फार आर्थोगोनलाइजिंग द सर्च वेक्टर इन रोसनब्रोक एण्ड स्वान डार्रेक्ट सर्च आण्टिमाइजेसन मैथड कम्प्यूटर ज0 12: 69.71.

फिलिप, जे0 आर0 (1957) द थ्योरी आफ इनफिलट्रेशन:1 द इनफिल्ट्रेशन इक्वेशन एण्ड इट्स सोल्यूसन, सोइल साइंस, 83: 345-357.

रोड्रिज-इटर्व, आई0 एवं वाल्डीज जे0 वी0 (1979) द जियोमार्फॉलाजिक स्ट्रक्चर आफ हाइड्रोलॉजिक रिस्पॉन्स ,वाटर रिर्सोसेज रिर्सर्च , 15 (6): 1409-1420.

रोसो, आर0 (1984) नेश मॉडल रिलेशन टू प्रर्टन आर्डर रेशियो, वाटर रिर्सोसेज रिर्सर्च, 20(7): 914-920.