

மட்டக்களப்புப் பிரதேசத்தின் காலநிலையியல் நிர்ச்சமனினை

க. இராஜேந்திரன்
செ. பாலச்சந்திரன்

சுழிமுகம்

புவிமேற்பரப்பில் நீர் ஒரு முக்கிய பரிமாணமாக இருப்பதனால் (Parameter) நிர்ச்சமனினையளவுகளும் முக்கியமானவை யாக இருக்கின்றன. இம் முக்கியத்துவத்தின் அடிப்படையில் காலநிலையியலில் நிர்ச்சமனினைக் காலநிலை (Water Balance Climatology) என்ற சொரு புதியபரிசீலித் தோற்று விக்கப்பட்டுள்ளது. விவசாயத்துக்கு மட்டு மன்றி கைத்தொழில் மற்றும் மனித தேவை களுக்கே நீர் அத்தியாவசியமானதாக இருக் கின்றது. இத்தீர்வைத்தீர்மான மூலப்படி யிற்ச்சீலாகும். படிவுநிர்ச்சமனினைப் பெறப் படுகின்ற முழுநீர்வைத்தீர்வைவும் நாம் பயன் பாட்டிற்குட்படுத்திவிட முடியாது. பசுவேறு வழிகளினைக் இழக்கப்படுகின்ற தீர்வை வைக்கழித்து எஞ்சியவை நீரே மட்டுமயல் பாட்டிற்குக் கிடைக்கின்றது. இவற்றைக் கணிதரீதியாகக் கணிப்பிட்டதென்றசொரு மூலையாக நிர்ச்சமனினைக் கணிப்பீடு உள் ளது.

காலநிலையாளர்களினாலும், நீர்வள ளர்களினாலும் நிர்ச்சமனினையளவுகள் மேற்கொள்ளுகின்ற போது, நிர்ச்சமனினை (Water Balance), நீர்வரவுசெலவு (Water Budget), நீர்ப்பங்கீடு, நீர்சுயல்வட்டம் (Hydrologic Cycle) என்ற சொற்பதங்கள் ஓரேசொருத்தும் பிரயோகிக்கப்படுகின்றன. ஆகிலும் கால, இடரீதியான அளவுத்திட்ட த்தினைடிப்படையில் இச்சொற்பதங்களை

கிடைசிய வேறுபாடுகள் இருப்பது கணிக்க த்தக்கதராகும். இச்சொற்பதங்களின் எழுத் தியல்புசார் சகுத்து: முழு உலகிலும் நீண்ட காலத்திற் நீர் சமனினைவைடைத்தனை வெளிக்கொணர்வதாக உள்ளது. (Longterm balance) பெரிய அளவுத்திட்டத்திற் (Macro scale) நீண்டகாலத்தரவுகளின் அடிப்படையில் ஆய்வுகளை மேற்கொள்ளுகின்ற போது (சொல், கண்ட, சமுத்திர, வளிமண்டல அடிப்படையில்) நீர்சுயல்வட்டம் என்ற சொற்பதம் பயன்படுத்தப்படுகின்றது. இடைத்தர அளவுத்திட்டத்திற் (Mesoscale) நிர்ச்சமனினை, நீர்வரவுசெலவு ஆகிய சொற் பதங்கள் பிரயோகிக்கப்படுகின்றன.

நிர்ச்சமனினையளவுகளில் படிவுநிர்ச்சி (Precipitation) ஆவியாகக் ஆவியிழிப்பு (Evapotranspiration), சமுவுநீர் (Runoff) ஆகிய காரணிகள் முக்கியமானவை யாக இருக்கின்றன. இவை தவிர இடைத்துத்தம் (Interception) மண்ணீர்ச் சேமிப்பு (Soil moisture storage), ஆழமாக கண்டுகுத்தல் (Deep Percolation) போன்றனவும் தொடர்பு மட்டவையாக உள்ளன.¹ சில பிரதேசங்களில் ஆவியாகக் ஆவியிழிப்பினால் இழக் கப்படுகின்ற தீர்வைவினைவிடை மாதரத்தம் அநினைவு மண்முறிற்ச்சி பெறப்படுகின்றது. இம்மேயலிசு நீர் மண்மேற்பரப்பீற்று மேலாக அச்சுது மண்மேற்படைகளைஊழ் றத்து வடிநிலங்களை அல்லது ஆறுகளைச் சென்றடைத்து, சமுவு நீராகச் சமுத்திரத் தையடைகின்றது. பாரதன் கூடிய ஊடு

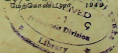
புகளினிழைப்பைப் பெற்றிருக்கும் இடங்களில் ஒரு பகுதி நீர் ஆழத்தில் காணப்பட்ட தரைகீழே நீர்ச்சமையிப்பாக ஆகியிருக்கின்றது. ஆயினும் வேறு சில இடங்களில் தாவர இனங்களுக்குத் தேவையான நீரினை வினைவிட மாதாந்தம் குறைவான மழை வீழ்ச்சியே பெறப்படுகின்றது. இத்தகைய பிரதேசங்களில் மண்ணீர்த்திறவுறு ஏற்பட்டு வருபதில் தாசம் திகழலாம். பருவத்தன்மைவில் முனைப்பின்மைப் பெற்றுள்ள ஆய்வுப் பிரதேசம் கூட இதற்கு விதிவிலக்கல்ல. மழைவீழ்ச்சியின் எதிர்பார்ப்பில் பிரதேசம் ஏற்படுகின்ற காலங்களில் வருபதில், வெள்ள நிலைமை மாறி மாறி திகழ்ந்துள்ளன. இக்காலம் ஆய்வுப் பிரதேசத்தின் பொருளை தரை நடவடிக்கையும் கணிசமான பளிப்புகளுக்கானிடுக்கின்றது. எடுத்துக்காட்டாக 1960 - 69 காலமுள்ள காலப்பகுதியில் பெரும்பொகை தெற் சென்னைக்கு மாத்திரம் +1,499 றெண்ட்டோர் (68.2%) மீ ருதிய (Crop failure) ஏற்படுகின்றதும் Drought failure) 8,762 றெண்ட்டோர் (14.4%) வெள்ளத்தினாலும் அழிவுக்குட்பட்டிருக்கின்றது. (Statistical Abstract of Sri Lanka 1960 - 1980) குறித்த இடத்தினது அல்லது வடிவத்தினது நீண்டகால அல்லது உடனடி சரத்தன்மையினை நீர்ச்சமையின் மூலமுள்ள தெளிவாக எடுத்துக் காட்டுவதாக இருப்பதனைக் ஆய்வுப் பிரதேசத்தினும் இத்தகைய ஆய்வுகள் இடம் பெறுதல் அவசியமானதே.

ஆய்வு முறையியல்

நீர்ச்சமையின், நிலவியலியல் ஆய்வை தொடர்பான ஆய்வு வரலாற்றினை கால நிலையியல்பட்டையிலே அல்லது நிலவியல்பட்டையிலே தொடக்கமாக, நிலவியல்பட்டையின் தொகுக்கின்ற பொது இதன் வரலாறு மிக நீண்டதெனலாம். திச, சமுத்திர, கோள அடிப்படையில் மேற்கொள்ளப்பட்ட நிலவியல் ஆய்வுகளை தொக்கும் பொது 1864 / 81 கோள (Black) என்பவரே மேற்கொண்ட ஆய்வு இதற்கு அடிப்படையாகவுள்ளது. இவர் சமுத்திரம்

கனிக் பெறப்படுகின்ற வடிவத்தினால் மட்டுமே கணத்திற்கு மேல்மு ஆய்வினை மேற்கொண்டார். அதன் பின் நெருக்கம் (Recher - 1883) என்பவர் திகத்தின் திகழும் அடிமீர் பற்றி ஆராய்ந்தார். கோல் கோல் (Voelker - 1886) என்பவரே திகத்தின் திகழும் படிபு வீழ்ச்சி, ஆய்வாக்கம், அடிமீர் ஆய்வ மூன்று காரணிகளையும் தொடர்புபடுத்தி முதலில் ஆராய்ந்தார். அதன்பின் மூரே (Murray - 1887) கோல் கோல் (Recher - 1904) போன்றவர்களும் திவம் சார்ந்த ஆய்வுகளைச் செய்தனர். புதுக்கல் (Bruckner - 1905) முதல்முதலில் திவ, சமுத்திர, கோள அடிப்படையில் படிபு வீழ்ச்சி, ஆய்வாக்கம், அடிமீர் ஆய்வைத் திவத்தி தொடர்புபடுத்தி ஆய்வுகளைச் செய்தார். அதனைத் தொடர்ந்து பித்திப்பே (Fritsch - 1906), வுஸ்த் (Wust - 1922, 1935), கமின்சுகி (Kaminsky - 1925), புதுக்கல் காந்த் (Brooks - Han 1930) செலுயிம் (Charabim - 1931), றாஸ்கிப்பர் (Hulbass - 1934) ஸ்டாட்ட் (Wood - 1938), கோலிச் (Lovich - 1945, 1969, 1972), கோல்கர் (Moeller - 1951), ரெசெல் (Recher 1952, 1973), கோல் (Kosler 1960) போன்ற பல ஆய்வாளர்கள் திவ, சமுத்திர, கோள அடிப்படையிலான ஆய்வுகளை மேற்கொண்டுள்ளனர்.

காலநிலையியல்பட்டையின் தொகுக்கின்ற பொது இதன் வரலாறு குறுமிகே. தொண்டெயிற் (Thornthwaite), தொக்கல் மன் Holzman) ஆகியோர் 1937 இல் வெளியிட்ட சமுத்திர இதற்கு முன்பினையுள்ளன. இவர்கள் உரை நீரிவம் கட்டம் பற்றி விசேஷ ஆராய்ந்தனர். மாதாந்த, தானாந்த அடிப்படையில் பெறப்படுகின்ற நீரினைமையையும், இழக்கப்படுகின்ற நீரினை வினைமையும் வரவு செலவுக் கணிப்பீட்டடிப்படையில் கணிப்பீட்டி கணக்குப்படுத்திடு முறை (Book Keeping system) எனும்புதிய தொர் முப்ப முறையினைப் - பயன்படுத்தினர். ஆயினும் 1933 இல் தெர்ஷுவெயிற், மேதர் ஆய்வ இருமும் இவிக் ஒரு திருத்தத்தினையும் மேற்கொண்டார்.



கனம் தோண்டுவெயிற், தோக்ஸ்மன் என நிறைவியல்சார் தீர்ச்சமணியையார்வுகளை ஆரம்பித்ததின்குற்த மேலும் பனர் இத் துறையார்வுகனில் ஈடுபாடு ஈட்டினர். பென் டனும் அவர்த்சார்ந்தவர்ஈயும் (Beaton and Blackburn, Beaton et al) 1950 இல் மிசிசிப் ஆற்றம்பள்ளத்தின் (Mississippi River valley) தீர்ச்சமணியை வினை ஆரம்பித்தனர். 1956 ஆம் ஆண்டு இரஷ்யக் கிள்தினையபுறிஞரான லுக்ஸ்கோ (Budyko) ஐரோப்பிய, ரஷ்யப் பகுதிகள் தீர்ச்சமணியை பற்றிய ஆய்வினை மேற் கொண்டுந்ந்தார். அதன்பின் ருடொல்ஃ கெய்சர், (Rudolf Geiger) என்பவர் ஆண்டு ஈரணி லுவுயிற்ச்சி, ஆயிவர்க்க ஆய்வு யின்பு என்பவற்றினையுட்படையில் ஒரு புதிய உண்ப்படதினைத் தயார் செய்தார். கெயர் (Hare 1971), கெயர், ஹே (Hare and Hey 1971), ஆடுயெர் லடசுமெர்க்கா, ஈட்டாவிநுடைய தீர்ச்சமணியை பற்றி ஆய்வு செய்தனர். மேலும் பென்மன் (Penman H. L. 1956) என்பவர் ஐரேய ராச்சியத்தினுடைய தீர்ச்சமணியை பற்றி ஆய்வு மேற்கொண்டார். என்பவறு இருத்த போதினும் புழங்குபற்ற கிள்தினையாரான தோண்டுவெயிற் அவர்கள் ஆறிருகம் செய்த வைத்த தீர்ச்சமணியினும் முறை யின்புடையில் பின்புத்த ஆய்வாளர்கள் பனர் ஆய்வுகளை மேற்கொண்டு வந்துள் ளனர். (Hydrologic - Accounting technique - Thornthwaite 1948, Thornthwaite and Mather 1955, Mather 1974) இம் முறையினைப் பின்பற்ற உண்கள் பங்கெறு பாக்கனினும் ஆய்வுகள் மேற்கொள்ளப் பட்டன. இத்தியாவில் வி. பி. சுப்பிர மணியம்: "தோண்டுவெயிற்றின் உள்சார்ந்த ஆயிவர்க்க ஆய்வுயின்பு என்பதைக் குறிக்க ஈடுபடையில் இத்தியாவின் தீர்ச்சமணியை" என்பனும் தலைப்பில் ஓர் ஆய்வினை மேற் கொண்டுள்ளார். Subrahmanyam, V.P - 1956, The water Balance of India Accord- ing to THORNTHWAITE'S Concept of Potential Evapotranspiration மேலும் சுப்பிரமணியம், வி. பி. சாஸ்திரி (Subra- manyam and Sastri, C. V. S - 1968)

வி. பி. சுப்பிரமணியம், ஏ. ஆர். சுப்பிர மணியம் (1968) ஈட்டிச் (1964) மேல்குற வர்க்களால் மேற்கொள்ளப்பட்ட ஆய்வுகளும் குறிப்பிடத்தக்கவை.

இவ்வகையில் தீர்ச்சமணியை என்பதற் மான ஆய்வு ஒரு சில ஆய்வாளர்க்கார்பெயே மேற்கொள்ளப்பட்டிருக்கின்றது. சிறித்தொ ளுள்ளார் (Srinanda, K.U. 1979) மறுண்ட பிரதேச தீர்ச்சமணியையும், தீர்ச்சமணியை ஆடு விடுக்கியும் என்பனும் தலைப்பில் மேற் கொண்ட ஆய்வு குறிப்பிடத்தக்கது. இந் துறையிற் 1975, 1984 ஆம் ஆண்டுகளில் தீர்ச்சமணியை முடிவுகளின் அடிப்படையில் வறட்சி பற்றி அவர் மேற்கொண்ட ஆய்வுகளும் குறிப்பிடத்தக்கவை. இவையையும் தோண்டுவெயிற்றின் முறையின்புடையில் மேற்கொள்ளப்பட்டன. தீர்ச்சமணியையு டல் மறைமுமமாகத் தொடர்புபட்ட வகை யில் வறட்சியுடன் தொடர்புடைய ஆய்வுகளும் சிங்குத்தப்பட்டுள்ளன (Balachandiran 1975, 1987, 1990). மேலும் "இவ்வகையில் ஆயிவர்க்க ஆய்வுயின்பும், தீர்ச்சமணியை யும், இவ்வகையில் கிள்தினை நீரும் கிள சாவுறும்" தலைப்பில் கிள்தினை, தாக்காளர் அவர்களும் (Kayann I, Nakagawa - 1983) ஆய்வுகள் செய்துள்ளனர். சோ மசி றி (Somasiri 1987) "ஐந்தீர்ச்சமணியை" பற்றியும், ஐன்செர் கியோயெர்ட்டு ஆடு யெர் (Dunne and B. Leopold 1978) கிள தினை தீர்ச்சமணியை தொடர்பாகவும் ஆய்வு களை மேற்கொண்டுள்ளனர். கிள்தினையின் அறுராதுபுறத்தக்சீரெடுப்பாகக் கொண்டு இவ்வகையில் வறண்ட பிரதேச மறையிற் சிங்கைய நிறையுற்றி ஆய்வு செய்துநர். பி.நெ க்கன்காரா (Kannankara R. P. K. ஆண்டு குறிப்பிடப்படவில்லை)வாராத்த தீர்ச்சமணியைப் பின்புத்ததரத்தினை ஈடு த்துக் காட்டியுள்ளார். மேலும் யெரிசினோ (Yoshino, N. N. 1971) தொடர்ந்தொல் (Domros, N 1974) யெர்நாக்களும் இத் தகைய ஆய்வுகளில் ஈடுபாடு ஈட்டியும் என குறிப்பிடத்தக்கது. என்பவறாநினும் மட்டக்களப்பும் பிரதேசத்தினை ஆய்வு அடிவாகக் கொண்டு பிரதேச மட்டத்தி

அட்டவணை 1

மதுராசூர் கரையணியின் நீர்த்தகவலியை (மீ.மீ)

நிலையம்	ஜனவரி	பிப்ரவரி	மார்ச்	ஏப்ரல்	மே	ஜூன்	ஜூலை	ஆகஸ்ட்	செப்டம்பர்	அக்டோபர்	நவம்பர்	டிசம்பர்	மொத்தம்
மட்டக்களப்பு	148.3	52.7	-41.2	-29.7	-82.0	-113.5	-111.5	-73.7	-107.2	0	149.9	299.5	
கருக்கரையணிக் குளம்	167.9	69.1	-12.9	-38.9	-84.3	-106.7	-116.3	-90.9	-114.8	0	128.5	280.4	
மணற்புட்டியாறு	164.9	67.6	-15.5	-40.6	-86.1	-110.5	-117.6	-90.7	-11.5	-5.33	0	273.1	
தாமிரவாறு	210.5	72.4	-8.9	-32.8	-72.9	-103.4	-105.2	-85.6	103.4	0	144.5	285.0	
புழைநீரணிக் குளம்	203.5	58.2	-11.2	-30.7	-65.8	-100.3	-104.9	-85.3	-82.8	0	126.0	300.2	
தூயநீரணிக் குளம்	202.2	69.1	-11.4	-22.6	-55.1	-100.6	-93.0	-52.1	-82.0	0	157.7	103.0	
குயில்கோணிக் குளம்	175.5	57.1	-54.4	-37.6	-80.0	-106.2	-116.1	-79.0	-110.5	0	134.9	273.1	
உள்ளிச்சாலைக் குளம்	205.7	90.2	-17.3	-26.2	-61.7	-97.8	-97.8	-50.6	-72.1	0	149.4	340.1	
வாழைநீரணிக் குளம்	185.9	40.1	-44.2	-25.9	-63.0	-112.8	-107.7	-87.9	82.8	0	160.0	323.1	

+ நீர்மீதம் (Water Surplus) - - - - - நீர்மிகுதரங்கூடிய (Water Deficit) 0 நீர்த்தகவலியை

வான ஓர்நிலை ஆய்வுகள் இதுவரை மேற் கொள்ளப்படவில்லை. இதனால் இத்தகைய ஆய்வு மேற்கொள்ளப்படுதலின் அவசியம் கருவியை பெறுகின்றது. சிறந்ததா அளர்ச்சி வறண்ட பிரதேச நீர்ச்சமனியை தொடர்பாக மேற்கொண்ட ஆய்வில் மட்டக்களப்பு பிரதேசத்தினைப் பிரதிநிதித்துவப்படுத்துவதற்காக வாகனேரி, மட்டக்களப்பு ஆகிய இரு நிலையங்களைத் தேர்ந்தெடுத்தார்கள். தற்போதைய ஆய்வில் மேற்படி இரு நிலையங்களையும் உள்ளிட்ட நிலைகளை மழைநீர்ச்சித் தரவுகளைப் பொதுக்கூடிய அளவற்ற நிலையங்களும் கவனத்திற் கொள்ளப்பட்டுள்ளன. இதன்படி 3 மழைநீர்ச்சி நிலையங்களுக்குள் 30 வருட மாதாந்த சராசரி மழைநீர்ச்சித் தரவுகள் (1851 - 80) கொழும்பு வளிமண்டலத்தினைக் கணத்திலிருந்து பெறப்பட்டுப் பயன்படுத்தப்பட்டுள்ளன. தனி கணிப்பீட்டு ரீதியான ஆய்வாகக், ஆய்வுச்சிப்புத் தரவுகள், மண் சாரம்பற்றிய தரவுகளும் கணக்கும்படுகின்ற துப்புருகைக்களையப் பயன்படுத்தப்பட்டு நீர்வரவு செலவு கணிப்பிடப்பட்டுள்ளது. இதன் மூலம் நீர் மேலதிகம் (Water Surplus) நீர்ப்பற்றாக்குறை (Water Deficit) நிலைமை கண்டறியப்பட்டுள்ளது.

நீர்ச்சமனியை
(Water Balance)

ஆண்டு ரீதியான நீர்ச்சமனியை
(Annual Water Balance)

ஆண்டு ரீதியான நீர் வரவு செலவில் நீர் மேலதிக நிலைமையைவிட நீர்ப்பற்றாக்குறையே பெருமளவு காணப்படுகின்றது. தரகம், உள்விச்சை மூலிய இரு நிலையங்கள் நிலைமை இந்நிலைமை காணப்படுகின்றது. மட்டக்களப்பு, எடுக்காறுவை, மணங்கட்டியாறு தும்பங்கோனி ஆகிய நிலையங்களிலேயே கடிவளவு நீர்ப்பற்றாக்குறை ஏற்படுகின்றது. (550 - 800 மி.மீ) இத்தகு அடுத்தபடியான வாகனேரி, தவிரியாறு ஆகிய நிலையங்களிலும் குறைவே

534, 512 மி. மீதநர் நீர்ப்பற்றாக்குறை நிலையிலுள்ளது. புதுகுறாவியில் 451 மி. மீதறும், உள்விச்சை மூலம் குறைந்த இடையே 433, 417 மி. மீதறாகவும் நீர்ப்பற்றாக்குறையின் அளவு குறைந்திருப்பதனைக் காணலாம். வாகனேரி இடஞ்சார்பு ரீதியில் அவதானிப்பின் மேற்கிலிருந்து மெற்குநோக்கிச் செல்லச் செல்ல நீர்ப்பற்றாக்குறையின் அநிலகித்தமொக்கு காணப்படுகின்றது. குறிப்பாக தவிரியாற்றின் குற்ற புணர்ணையை இணைக்கும் கோட்டடிற் மெற்க்காடியின் பகுதியில் 500 மி. மீதறக்குக்கடியே நீர்ப்பற்றாக்குறை நிலையுள்ளது அவதானிக்க முடிகின்றது. இவ்வாறே ஆண்டு ரீதியான நீர் மேலதிக நிலைமையிலும் இடரீதியான வேறுபாட்டினால் அவதானிக்க முடிகின்றது. உள்விச்சை நிலையத்திலேயே கடிவ நீர்மிகை நிலைமை காணப்படுகின்றது. இங்கு ஆண்டில் 394 மி. மீதநர் வரவு நீர்மிகை நிலையின்றது. தரகம், வாகனேரி ஆகிய பகுதிகளில் 500 - 550 மி. மீதநர் வரவு நீர்மிகை காணப்படுகின்றது. மட்டக்களப்பு, எடுக்காறுவை, தவிரியாறு, தும்பங்கோனி ஆகிய இடங்களில் 450 மி. மீதறக்குக்குறைகான நீர்மிகை நிலையவே காணப்படுகின்றது. மிகக்குறைந்த நீர்ப்பற்றாக்குறை நிலையம் பகுதியாக மணங்கட்டியாறு நிலையம் அமைத்தள்ளது. இங்கு ஆண்டில் 365 மி. மீதநர் நீர்மிகையே காணப்படுகின்றது.

பருவரீதியான நீர்ச்சமனியை
(Seasonal Water Balance)

இவ்வகையில் காலநிலையில் காணப்படும் பருவகால வேறுபாட்டின் மூலம் பாண பொருகினை ஆய்வுப்பிரதேச வானிலையிலும் நன்கு தெரிவாக அவதானிக்க முடியும். இதன்படி ஆண்டு ரீதியாக மட்டுமன்றி, பருவரீதியாகவும் ஆய்வு முடியுள்ளது. எடுத்த தொக்கம் படுகின்றன.² (சுட்டவணை - 2)

பருவநீர்தீர்ச்சமனிவை (பி. பி.)

நிலையம்	இடைமொள்துள் - 1	தெ. மொள்துள்	இடைமொள்துள்-2	வடநீர் மொள்துள்
மட்டக்களப்பு	- 70.87	- 490.24	149.86	499.88
கடுக்காறுவை	- 51.81	- 513.59	128.52	517.40
மணல்முட்டிவாறு	- 56.13	- 516.13	- 5.33	505.46
தவமீரீவாறு	- 41.66	- 470.42	144.27	567.69
புளுகுதாலிக்குளம்	- 41.91	- 439.16	125.98	561.85
ஹசாம்குளம்	- 34.04	- 382.77	157.73	574.29
ஹம்பங்கைக்குளம்	- 91.94	- 490.72	134.87	505.71
உணர்ச்சைக்குளம்	- 43.43	- 317.51	149.35	636.03
வாகனேரிக்குளம்	- 70.11	- 454.15	160.02	549.14

- நீர்வற்றாக்குறை (Water Deficit) + நீர்மிகை (Water Surplus)

இடைமொள்துள் பருவநீர்ச்சமனிவை

இதனை ஒருக்கல் மேற்காலவைப் பருவம் என்றும் கூறலாம். பருவகால மழை வீழ்ச்சியின் அடிப்படையில் மார்ச், ஏப்ரல் மாதங்களை உள்வடக்கிய இந்த ஒருக்கல் மேற்காலவைக் காலத்தில் ஆய்வுப்பிரதேசம் குடியிற்றின் பிரதான உச்சம் காரணமாகக் கூடிய வெப்பநிலையினைப் பெறுகின்றது. மூசம்பரமிருந்து பெப்ரவரிவரை நீடித்த வடநீர் மொள்துளின் செங்காக்கு மார்ச் மீள் ஒருக்கல் வானிலைத்தன்மை தோற்றுவிக்கப்பட்டதும் தனது செங்காக்கினை இழக்கின்றது. வடநீர் மொள்துள் பருவத்துடன் ஒப்பிடுகையில் இவ்வொருக்கல் மேற்காலவைப்பருவத்தில் குறைந்தளவு மழை வீழ்ச்சியும், உயர்வெப்பநிலையைப் பெறப்படுவதற்கு ஏறிய ஆவியாக்க ஆவியளிப்பு

தாண்டப்படுகின்றது. அதாவது பெப்ரவரியில் 87.8 மி. மீ. ஆக இருந்த ஆவியாக்கம் மார்ச், ஏப்ரலில் மூன்றாய் 115.2-122.5 மி. மீ. ஆக உயர்வடைகின்றது. (இவ்வ ஆவியாக்கம்) இவ்வாறே உள் ளார்ந்த ஆவியாக்க ஆவியளிப்பும் பெப்ரவரியில் 127 மி. மீ. மீ. திறமிருந்து மார்ச்சில் 158 மி. மீ. திறம் ஆக உயர்வடைந்துள்ளது. இவ்வொருக்கல் மேற்காலவைப்பருவத்தில் படிவு வீழ்ச்சியினை விட உயர்மார்ந்த ஆவியாக்க ஆவியளிப்பு, உண்மையான ஆவியாக்க ஆவியளிப்பு உயர்வாக இருப்பதனால் பெப்ரவரி வரை நீடித்த நீர்மிகை நிலைமை மார்ச்சில் நீடிக்காமல் மாறாக நீர் பற்றாக்குறையினைத் தோற்றுவித்துள்ளது. இப்பருவத்தில் ஆய்வுப்பிரதேசத்தினுள்ள உயர் நிலைவாக்களினும் நீர்வற்றாக்குறை நிலையின்றது. ஆயினும் இடஞ்சார் நிலையில்

நீர்ப்பற்றாக்குறையினைவிட வேறுபாடு காணப்படுகின்றது. (அட்டவணை-3). இப் பருவத்தில் மிகக்குறைந்த நீர்ப்பற்றாக்குறை தரங்கத்தின் காணப்பட (34.04 மி. மீ) கூடிய நீர்ப்பற்றாக்குறை தரங்கம் கோலிசில் (32. 34மி. மீ) நிலவியுள்ளது.

தென்மேல் மொள்தூள் பருவநீர்ச் சமனீவை

இது தென்மேல் மொள்தூள் காந்திள் செங்காக்குக்குட்பட்ட பருவமாகும். ஒரங்கம் மெற்காவுகைப் பருவம் - I இல் தொடர்ந்து வரும் தென்மேல் மொள்தூள் பருவம் (மே - செப்டெம்பர்) ஆகஸ்டிற்கு சேதத்தினைப் பொறுத்து நீர்ப்பற்றாக்குறைபுள்ள கூடிய வரண்ட பருவமாகும். இடைமொள்தூள் பருவம் - I இல் 27.6°C ஆக இருந்த செப்பநீரை இப்பருவத்தில் 29.1°C ஆக உயர்வடைத்ததுடன், சார்புதன் குறைவு, மணல்குறைவு ஆகியனவும் சேர்த்து ஆவிவாக்க ஆவிபுகிர்ப்பினை உயரளவில் ஏற்படுத்தவதனால் ஆகஸ்டின் க்க காணப்படுகின்றவழியிட இப்பருவத்தில் நீர்ப்பற்றாக்குறையினைவு அதிகரிக்கின்றது.

எப்ரலில் 122.5மி. மீ. ஆக இருந்த ஆவிவாக்கம் படிப்படியாக அதிகரித்துச் சென்று ஒரங்கம் 140.2மி. மீ. ஆக உயர்வடைவதிலிருந்து இந்த நீரிழப்பின் அழிந்த போக்கு தெளிவாக வெளிச்சொணரப்படுகின்றது. நீரிழப்பு உயர்வடைபுப் பொது மண்ணீரம் பயன்படுத்தப்பட்டு இறுதியில் வறட்சி நகரம் ஏற்படுகின்றது. மட்டக்களப்பு நிலையத்தின் எடுத்துக் கொள்ளப்படும் மார்ச் மாதத்திலிருந்து மண்ணீரம் பயன்படுத்தப்படுகின்றது. மார்ச் மாதத்தில் 193 மி. மீ. ஆக இருந்த மண்ணீரம் பூணையில் 26.2 மி. மீ. ஆகக் குறைவடைந்து ஒரங்கம், செப்டெம்பரில் பூசிய நிலையை அடைவது குறிப்பிடத்தக்கது. இவ்வாறே ஏனைய நிலையங்களிலும் இப்போக்கு காணப்படுகின்றது. (படம்.) இப்பருவத்தில் நீசுறும் நீர்ப்பற்றாக்குறையின் வீச்சு 317 - 316 மி. மீ

கரை, வேறுபடுகின்றது. மிகக் கூடிய நீர்ப்பற்றாக்குறை மணலுட்டிய சாத்திசில் 516.13 மி. மீ. ஆகக் காணப்பட மிகக்குறைந்த நீர்ப்பற்றாக்குறை உண்டிச்சையில் நிலவியுள்ளதனைக் (317.51 மி. மீ) காணலாம். நீர்ப்பற்றாக்குறையின் நிலையரிதியான வேறுபாட்டினை அட்டவணை - 3 எடுத்துக்காட்டுகின்றது.

ஒரங்கம் மேற்காவுகைப்பருவ நீர்ச் சமனீவை (ஒக்டோபர், நவம்பர்)

தென்மேல் மொள்தூள் பின்வாக்கதுடன் ஆகஸ்டிற்குள்ளே காணியைவிட மீளடுமார் ஒரங்கம் காணியை ஏற்படுகின்றது. இடைமொள்தூள் பருவம் - I இல் இருந்து தென்மேல் மொள்தூள் பருவம் வரை நீடித்த வறட்சி காணியை செப்டெம்பர் பிற்பகுதியிலிருந்து தங்குகின்றது. மார்ச், ஏப்ரல் மாதங்களில் நிகழ்வது போல ஒக்டோபர், நவம்பரிலும் ஒரங்கம் காணியைத்தரங்கம் ஏற்பட்டாலும், இப்பருவம் வேறு வகையிலும் தகையதிகள் கொண்ட பருவமாக விளங்குகின்றது. வகளை விடுதலையில் உருவாகும் அழக இருக்கக்கள், அபாதிநூயப்புகள், அபாதிபுயங்கள் குறையாகக் காணப்படாததினால் இப்பருவத்தில் கணிகளான மழைநீர்ச்சி பெறப்படுவதனால் மார்ச் மாதத்திலிருந்து செப்டம்பர்வரை நிலை வந்த நீர்ப்பற்றாக்குறை நிலைமை மாறி நீர்மிக நிலை காணப்படுகின்றது. ஆகிலும் மணலுட்டியாறு இதற்கு விதிவிலக்காகவுள்ளது. இங்கு ஒக்டோபரில் நீர்ப்பற்றாக்குறை உண்டு. உண்மையில் தொடக்கின்று மழை வீழ்ச்சியினை விட ஆவிவாக்க ஆவிபுகிர்ப்பு குறைவாக இருப்பதே நீர்மிக ஏற்படுவதற்குக் காரணமாகும். உதாரணமாக மட்டக்களப்பில் செப்டெம்பரில் 169 மி. மீ. ஆகவும், 'நவம்பரில் 275 மி. மீ. ஆகவும் உயர்வடைவுகள்' அநேகவேளை உண்டாகித் துவிவாக்க ஆவிபுகிர்ப்பானது செப்டெம்பரில் 155 மி. மீ. ஆகவும் ஒக்டோபர், நவம்பரில் 148, 135 மி. மீ. ஆகவும், வீழ்ச்சியடைகின்றது. மழை வீழ்ச்சியின் உயர்வு கரை

ஊவாகத் தென்மேல் மொன்ஞூள் பருவத்தில் பலன் படுத்தப்பட்ட மண்ணீர் (Soil moisture utilization) இப்பருவத்தில் 80 செல்வப்படுகின்றது. மண்புடிவாறு தவிர்ந்த மண்ணீரையங்கனிலும் ஒட்டோயர் மாதத்தில் இறந்த மண்ணீர் 80 செல்வப்பட்டு நீர்சமனிலை தவறவின்ற போதிலும் (அட்டவணை - 1) மண்புடிவாறு மாதத்தில் 5.33 மி. மீ. நீர்ப்பற்றாக்குறை தவறவின்றது, தவறப்பீக்தான் இக்கு நீர்ச்சமனிலை ஏற்படுகின்றது. நிலைய ரீதியாக வேறுபட்டவைத்துள்ள இந்நீர் மிகையின் அளவானது 126 மி. மீ. இக் இரக்த 160 மி. மீ. வரை வேறுபடுகின்றது மிகக்குறைந்த நீர்மிகை பருகுதலாகின்றதிலும். மிகக்குடிநீர்மிகை வாகமொலிதும் நிலையதனைக் காணலாம் (அட்டவணை - 2)

வடகீழ் மொன்ஞூள் பருவ நீர்ச்சமனிலை

வடகீழ் பருவக் கூற்றுச் செல்வாக் கெண்டி கொண்டது இப் பருவம், ஏனைய பருவங்களை விட இவ் வடகீழ் மொன்ஞூள் பருவத்திலேயே ஆய்வுப்பிரதேசம் உயர் மறை வீழ்ச்சியைப் பெறுகின்றது. உதாரணமாக உள்நீர்சமனிலைக்கு மெற்காவுகைப் பருவம் 1 இல் 153 மி. மீ. மறை வீழ்ச்சியும், தென்மேல் மொன்ஞூள் பருவத்திக் 325 மி. மீ. மீற்றும். ஒரக்தகம் மெற்காவுகைப்பருவம் - 2 இல் 475 மி. மீ. உள் பெறப்பட்ட, வடகீழ் மொன்ஞூள் பருவத்தின் 1021 மி. மீ. மறை வீழ்ச்சி மிகைத்துள் ளது. மறை வீழ்ச்சி அதிகரிப்புக்கு அளவையெய் நிலை உடற்படுத்தப்படுகின்றது. தென்மேல் மொன்ஞூள் பருவத்திக் 29.1° C ஆக இரக்த வெப்பநிலை இப்பருவத்திக் 25. 66° C ஆக வீழ்ச்சியடைந்திருப்பது குறிப்பிடத்தகது. வெப்பநிலை வீழ்ச்சிக்கு ஏற்ப ஆவிவாக்களும் கணிசமான அளவு குறைவடைந்துள்ளனவையினை அவதானிக்க முடிகின்றது. ஒட்டோயரீக் 119 மி. மீ. ஆக்காணப்பட்ட ஆவிவாக்கம் தவறப்பீக்த 100 மி. மீ. ஆகவும், டிசம்பர்,

ஜனவரியிக் 91 மி. மீ. ஆகவும், பெப்ரவரியிக் 88 மி. மீ. ஆகவும் வீழ்ச்சியடைந்துள்ளனவையினையும் காணலாம். இவ்வாறு மிகு வீழ்ச்சியின் உயர்வு, ஆவிவாக்க ஆவிவாக்கிப்புக் குறைவு ஆகியவற்றின், காரணமாக சன்வா நிலையங்களுக் 500 மி. மீ. இரக்த மெளன் நீர் மிகையைக் கொண்டுள்ளன, ஒப்பீட்டு சீதலிக் ஏனைய நிலையங்களை விட உள்நீர்சமனிலைக் கூடிய மிகை (620 மி. மீ.) தவறவுதனைக்காணலாம். மேலிருந்து மேற்கோடுகிச் செக்கச் செக்க நீர் மிகையினையு குறைவடைந்து செக்கமாதது. அதாவது தும்பக்கெணி, மட்டக்கையடி, ஒடுக்காரணை, மண்புடிவாறு ஆகிய பருவதிகலிக் 500 - 520 மி. மீ. வரை நீர்மிகை காணப்படுகின்றது. ஏனைய பருவதிகலிக் 550 - 620 மி. மீ. வரை நீர்மிகையினையு உயர்வடைந்திருப்பதனைக் காணலாம்.

ஆய்வுப்பிரதேச நீர்ச்சமனிலை பற்றி இதுவரை வெளியிடப்பட்ட ஆய்வு முடிவுகளுடன் ஒர ஒப்பீடு

மட்டக்கையடிப் பிரதேச நீர்ச்சமனிலை பற்றி இன்றுவரை பிரதேச ரீதியான துண ஆய்வுகள் இடம்பெறாத போதிலும் "வறண்டபிரதேச நீர்ச்சமனிலையுடன் நீர்வள அபிவிருத்தியும்" என்னும் தவறப்பீக்தி தெரிந்ததா அளக்க மெற்கொண்ட ஆய்வுக (1979) காணலாம், மட்டக்கையடி ஆகிய இகு நிலையங்களைத் தேர்ந்தெடுத்தள்ளார். தற்போதைய ஆய்வுக ரீதியான வகைகத் தேர்ந்தெடுக்கப்பட்டிருக்கின்ற போதிலும் இதற்கு முன்னர் இத்தகைய ஆய்வுகள் இடம் பெறாத காரணத்தினால் மேற்படி இகு நிலையங்களைத் தயிர ஏனைய நிலையங்களுக்கு ஒப்பியல் ஆய்வினை மேற்கொள்ள முடியாதிருக்கின்றது. இத்தகைய மெற்கொண்டு மேலும் பல ஆய்வுகள் செய் வேண்டியதன் அவசியத்தை வலியுறுத்துகின்றது.

சிறித்தர அளவளால் மேற்கொள்ளப்பட்ட ஆய்வு முடிவுகளுக்கும் தற்போதைய

தீர்ச்சமனினை ஆய்வு முடிவுகளின் ஒப்பீடு

மாதம்	மட்டகணப்பு		வரவேலி	
	சிறிதத்தா அளக்காது ஆய்வுமுடிவு	ஆய்வாளர் ஆய்வுமுடிவு	சிறிதத்தா அளக்காது ஆய்வுமுடிவு	ஆய்வாளர் ஆய்வுமுடிவு
ஜூலை	166	148.5	177	185.9
பெப்ரவரி	7	52.1	0	40.1
மார்ச்	-16	-41.15	-8	-13.7
ஏப்ரல்	39	-29.7	-26	-25.9
மே	-85	-82.0	-77	-63.0
ஜூன்	-119	-113.8	-132	-112.8
ஆகஸ்ட்	-112	-113.5	-131	-107.7
ஒகஸ்ட்	-104	-73.7	-107	-87.9
செப்டெம்பர்	-97	-107.2	-185	-82.8
ஒக்டோபர்	0	0	0	0
நவம்பர்	0	149.9	72	160.0
டிசம்பர்	273	299.5	317	323.1

+ தீர்ச்சமனை - தீர்ப்புத்தாக்குறை 0 தீர்ச்சமனினை

ஆய்வு முடிவுகளிலும், இடைவிடாமல் ஒத்தமை, சேத்துமையகளை அவதானிக்கும் பொது இவ்வித ஆய்வு முடிவிலும் பொது வரவேலி உட்கொண்டிருக்கும்போது அவதானிக்க முடிவென்றது. இவ்வித ஆய்வு முடிவிலும் தென்மேல் மொண்டர் பருவத்தில் தீர்ப்புத்தாக்குறை காணப்படுவது பொதுவான பண்பாக இருக்கின்றது. அதே போல் வடக்கு மொண்டர் பருவத்தில் இது முடிவுகளிலும் தீர்ச்சமனை காணப்படுவதும்

பொதுவான தீர்ச்சமனை உள்ளது. ஆய்வுகளில் வரவேலி நிலைமையில் சிறிதத்தா அளக்காது முடிவில் பெப்ரவரியில் தீர்ச்சமனினை காணப்பட்ட தற்போதைய முடிவில் 36.1 மீ. தீர்ச்சமனாக நிலை காணப்படுகின்றது. பெப்ரவரியில் வரவேலியில் 166 மீ. மட்டகணப்பு சிறிதத்தா இடத்தில் அதே போலவே ஆய்வு வரவேலி ஆய்வு முடிவு அதனிலும் குறைவாக இருக்கிறது (126, 36.1 மீ.) இத்தகுக் காரணமாகும். மேலும் ஒருக்கல் மேற்காலமுள்ளும்

பருவம் 1 இல் சிறிதத்தர அளவளவு முடிவில் ஏர்பரலில் 23மி.மீ. நீர்மிகை ஏற்படலானதாகத் தற்பொழுதைய முடிவில் 30மி.மீ. நீர்ப்புறநாக்குறை ஏற்படுவதனைக் காண்கிறோம். மார்ச் மாதத்தில் 84.8 மி.மீ. ஆக இடந்த மழை வீழ்ச்சி ஏர்பரலில் 72.4. மி.மீ. ஆக குறைவடைவும் அதே வேளை உள் ளார்த்த ஆவிவாக்க ஆவிபுரீர்ப்பு ஏர்பரலில் 159.5 மி.மீ. ஆக உள்வடைத்திருப்பதனைக் காண்கின்றோம். இதனே தற்பொழுதைய முடிவில் நீர்ப்புறநாக்குறை ஏற்படுவதற்குக் காரணமாகும். ஒருங்கக் கெட்டுவதற்குப் பருவம் -2 று அளவளவுக்கும் போது இரு முடிவுகளிலும் ஒக்டோபரில் நீர்ச்சமநிலை காணப்படுவது போதுவான பண்பாக இருக்கின்றது. செப்தம்பரம் இவ்விரு ஆய்வு முடிவுகளிலும் ஒத்த போக்குக் காணப்படுகின்ற போதிலும் வெவ்வேறு காலப்பகுதிகளில் தரவுகளையடிப்படையில் காணப்படுகின்ற மேற்கொள்ளப்பட்டிருப்பதனைச் செய்தகாலங்களில் சிறு வேறுபாடு இருப்பது தவிரக் குடிவாத ஒன்றே. அட்டவணை -3 இல் மேற்படி இரு முடிவுகளையும் ஒப்பிட்டுக் காண்க.

குடிநீர்

ஆண்டு ரீதியான நீர்ச்சமநிலையிலான அளவளவுக்கும் போது உள்விசை தவிர்த்த ஏர்பரலில் நிலையங்களிலும் நீர்ப்புறநாக்குறைவிய முக்கிய பண்பாகக் காணப்படுகின்றது. பருவ அடிப்படையில் தேர்த்தும் போது ஒருங்கக் கெட்டுவதற்குப் பருவம் -1, தேர்த்தும் மேற்குள் பருவம் ஆகியவற்றைப் பருவமாக விளக்குகின்றது. வடநீர் மொள்குள் பருவமும், ஒக்டோபர், நவம்பர் மாதங்களையடைக்கிய இடைமொள்குள் பருவமுமே நீர்மேல்திகம் நிலவும் காலமாகும். ஆயினும் மண்படிபடி யாற்றினால் போதுத்து இடைமொள்குள் பருவம் -2 இல் நீர்ப்புறநாக்குறை காணப்படுவதும் குறிப்பிடத்தக்கது. எனவே ஒக்டோபர் தொடக்கம் பெப்ரவரி வரையுள்ள இத்தகைய காலத்தின் பெறப்படும் மழை

வீழ்ச்சியே மார்ச் தொடக்கம் செப்டெம்பர் வரையுள்ள ஏழு மாத காலப்பகுதியில் ஏற்படும் நீர்ப்புறநாக்குறைவினை ஏடுசெய்யப் பண்படுத்தப்படுகின்றது. இந்த காலத்தில் ஏர்ப்புறநாக்குறையை நீர்த்தும் நீர்மேல்திகம் தேக்கிவைப்பதில் நீர்ப்புறநாக்குறைகள் முக்கியம் பெறுகின்றன.

ஏறண்ட வரையுள்ள செப்டெம்பர் முதல், விவசாய நிலப்பரப்பை புகுதற்கு உருவாக்குதல், வித்தரித்தல், என்ற அளவளவுகளையடிப்படையில் ஆய்வுப்பிரதேசத்தின் பெரிய, சிறிய நீர்ப்புறநாக்குறையின் ஏற்படுத்தப்பட்டுள்ளன. இதன்படி உள்விசைக்கும், ஊரங்கும், காண்கின்றிக்கும் போன்ற பெரிய ஊரங்கக் களங்களில் 51 பெரிய நீர்ப்புறநாக்குறைகளும், 150 வரை சிறிய நீர்ப்புறநாக்குறைகளும் தற்போது உள்ளன. இந்த பெரிய நீர்ப்புறநாக்குறைகளில் மொத்த நீர்ச் செலவளவுதான் 1, 37, 831 ஏக்கர் அடியானவும், நீர்ப்புறநாக்குறையும் நிலப்பரப்பு 23, 603 ஏக்கரேடேயர் ஆகவும் உள்ளது. இதேபோல் சிறிய நீர்ப்புறநாக்குறைகளின் மொத்த நீர்ச் செலவளவு 25, 204 ஏக்கர் அடியானவும், இதற்கும் செலவளவுள்ளபடிப் பரப்பளவு 2,894 ஏக்கரேடேயரானவுள்ளது. ஆயினும் இக்குறைகளில் தேக்கப்படும் நீர்மளவு தற்போது மேற்கொள்ளப்பட்டாலும் மார்ச் செலவளவுப் போதுவானதாக இல்லை. இங்கு ஏறண்ட பருவத்தின் நீர்ப்புறநாக்குறைவினைக் கவனிப்பதற்கு நாம் ஏற்படுகின்ற போதிலும் மார்ச்சுத்திகம் பெறப்படுகின்ற பெருமளவு நீர் உடனுக்குத் திரிந்து விடப்படுகின்றது, ஊரங்களின் செலவளவு சாதிக்கு மேலாக விடக்கூறும் போது அளவளவுக்கிடிகள் பாதுகாப்புக்குள்ளிய நீர் வெளியேற்றப்படுகின்றது. ஏறத்துக் கட்டடாக 1986 ஆம் ஆண்டு உள்விசைக்கு உத்தியுகூற ஒரிருநாட்களுக்குள் சிறிதது வெளியேற்றப்பட்ட ஆகக் குடிவ நீர்மளவு (Maximum Discharge) 5,500 ஏக்கர் அடியானது. குறைந்த நீர் வெளியேற்றம் 1200 ஏக்கர் அடியானவுள்ளது. அதேபோல் தவிர குறைந்திரிந்து அதே காலப்பகுதி

வில் வெளியேற்றப்பட்ட ஆகக் கூடிய நீர் அளவு 10,000 ஏக்கர் அடியானவும், குறைந்த நீர் வெளியேற்றம் 500 ஏக்கர் அடியானவும் உள்ளது. (நீர்ப்பாசனத்திணைக்கலை மட்டக்களப்பு - 1990). இக்கு வறண்ட பருவத்தில் நீர்த்தேவை அளவியமாக இருக்கின்ற போதிலும் பாசியோடுவத்தின் கிடைக்கின்ற மேவதிக நீர் குளங்களின் நீர்க்கொள்வனவுத்திறன் கொடுவது காரணமாக

விணாசக் கடலுக்கு வெளியேற்றப்படுகின்றது. இந்திணைமே பாசிய நீர்வளத்திட்டங்கள் மேற்கொள்ளப்பட வேண்டியதன் அவசியத்தினை வெளிக்காட்டுகின்றது. எனவே நீர்ச்சமனிணைக்கனிப்பீட்டு முடியுமா எனக் கருத்திற் கொண்டு நீர்ப்பாற்றாக குறை கூடியவையில் காணப்படும் பகுதிகளில் இத்தகைய நீர்வள அபிவிருத்திக்கிட்டடக் களை மேற்கொள்ளுதல் வேண்டும். □

அடிக்குறிப்புகள்

1. காலநிலைப்பியல் தீர்ச்சமனிணைக்கனிப்பீட்டுப் பண்புபகும் ஒரடிக்கள்:
 1. மாதாந்த சராசரி வெப்பநிலை (°C)
 2. மாதாந்த வெப்பக்குறியடைபு (°C)
 3. மாதாந்த குறைந்தொளி-12 மணித்தியாலங்களுக்கு அளவுகளில்
 4. ஆவியாக்க ஆவியளிப்பு (மி.மீ)
 5. மாதாந்த சராசரி மழைநீர் (மி.மீ)
 6. மண்வியல் நீர்கொள்வனவுத்திறன் (மி. மீ)
 7. உண்மையான ஆவியாக்க ஆவியளிப்பு (மி. மீ)
2. இலங்கையில் ஒன்று பாசியைப் பருவங்களான கடைபாசனப்படுத்தலாக்,
 1. இடைமேன்குள் (Inter monsoon) பருவம்: மார்ச் - ஏப்ரல்
 2. தென்மேல் மொன்குள் (South west Monsoon) பருவம்: மே - செப்டெம்பர்
 3. இடைமொன்குள் பருவம்: ஒக்டோபர் - நவம்பர்
 4. வடமேல் மொன்குள் (North East Monsoon) பருவம்: டிசம்பர் - பெப்ரவரி

உசாத்துணை குல்கள்

Balachandiran, S. (1975.) *The Assessment of drought in Sri Lanka.* (Unpublished M. Sc. Thesis) Department of Geography, University of Birmingham, U. K.

..... (1986/87) 'Drought; Definition and Methodology' *The Sri Lankan Journal of South Asian Studies*, Faculty of Arts, University of Jaffna, No: 2 New Series.

..... (1990). 'The Occurrences of Drought Months in Sri Lanka.' *Jaffna Geographer*, Geographical Society, University of Jaffna, Vol. V, 37 - 44

Hounam, C. E. (1971). 'Problems of Evaporation Assessment in the Water Balance,' *WMO, Reports on WMO and IHD Projects*, 13, Geneva.

- Kayant, I. and Nakagawa, (1983). 'Evapotranspiration and Water Balance' in Sri Lanka,' in *Climate Water and Agriculture in Sri Lanka*, ed. By Yoshino, M. et al. Institute of Geoscience, University of Tsukuba, Japan.
- Mapa, R. B and Bodhinayake, W. L. (1990). 'Use of Soil Hydraulic Properties in Planning and Management of Irrigation,' *Jour. Agric. Engineering*, 2, No: 1, PP 57 - 66.
- Mather, J. R. (1990). 'The Water Balance of the Earth's Surface, *Unesco Sourcebook in Climatology*, ed. Sanerson, M. France, PP 55 - 78.
- Nieuwolt, s. (1965). 'Evaporation and Water Balance in Malaya, *Journal of Tropical Geography*, 20, PP 34 - 53
- Panabekke, C. R. (1967). 'Soils of Ceylon and Fertilizer Use' C. A. S., Colombo.
- Sirinanda, K. U. (1975). 'Pattern of Drought in the Dry Zone of Sri Lanka, A Study in Water Balance Climatology, *Ceylon Geographer*, Vol. 21, PP 33 - 41.
- (1979). 'Water Balance Types and Water Resources Development in the Dry Zone of Sri Lanka,' *Jour. of Tropical Geography*, Vol. 49, PP 54 - 70.
- (1982). 'A Review of the Employment of Water Balance Procedure in Applied Climatological Investigation in Sri Lanka,' *Climatological Notes*, Tsukuba, No: 32, PP. 98 - 102.
- Subrahmanyam, V. P. (1956). 'The Water Balance of India According to Thornthwaite's Concept of Potential Evapotranspiration,' *Annals of the Association of American Geographers*, 46, PP 300 - 311.
- Subramaniam, A. R. (1966). 'Application of Water Balance Concepts for a Climatic study of Droughts in South India,' *IJMG*, 17, PP 393 - 402.
- (1971). 'Climatic Water Balance of the Indian Arid Zones,' *Proc. Sym. Problems. of Indian Arid Zone*, Jodhpur.

Thornthwaite, C. W. and Mather, J. R. (1955). 'The Water Balance', *Publ. Climatol., Laboratory of Climatology*, Vol. 8, No: 1, Centerton N. J.

..... (1957), Instructions and Tables for Computing Potential Evapotranspiration and Water Balance, *Publication in Climatology*, 10, PP 185 - 311.

Unesco, (1978), 'World Water Balance and Water Resources of the Earth', *Unesco Series Studies and Reports in Hydrology*, No: 25, Leningrad, 663