令和元年東日本台風の出水において歴史的・現代的 治水施設群と支川群の破堤氾濫が荒川本川水位 に与えた影響の相互比較

COMPARATIVE STUDY OF THE HISTORICAL AND MODERN FLOOD CONTROL FACILITIES AND THE LEVEE-BREACH OF BRANCHES ON THE REDUCTION IN WATER DEPTHS IN THE ARAKAWA RIVER DURING THE FLOOD BY THE 2019 TYPHOON HAGIBIS

田中規夫^{1,2}•五十嵐善哉¹ Norio TANAKA and Yoshiya IGARASHI

¹埼玉大学大学院理工学研究科(〒338-8570 埼玉県さいたま市桜区下大久保 255) ²埼玉大学研究機構レジリエント社会研究センター(〒338-8570 埼玉県さいたま市桜区下大久保 255)

1. はじめに

令和元年東日本台風(今次台風)は東日本の広範囲に記録的な大雨をもたらした.埼玉県内では県管理河川だけでも溢水・越水が55か所,決壊が2か所(都幾川・越辺川),また,7100棟を超える家屋で床上・床下浸水や崩壊の被害が報告された.荒川の支川群では、国交省管理区間で5箇所,埼玉県管理区間で2か所の破堤氾濫が生じた¹⁾.支川群の氾濫は荒川本川の水位に影響を与えている²⁰.

荒川中流部には歴史的構造物として 25 箇所の横堤群³ があり,河道内貯留により洪水波形を変形させている⁴と 考えられる.また,近代的な治水施設として荒川第一調節 池と上流四ダム群(二瀬ダム,滝沢ダム,浦山ダム,合角 ダム)による洪水調節が行われている.今次台風における 荒川第一調節池での最大貯留量は 3500 万 m³(洪水調節容 量(3900 万 m³)のおよそ 89%)もあり,上流四ダムの貯留 量(5370 万 m³)とあわせて治水効果を発揮した.しかし, 1)支川が氾濫しなかった場合における影響や,2)歴史的構 造物である横堤群の河道内貯留,3)上流の四ダム群が果た した洪水調節などが,荒川下流部に与えた影響は明らかに なっていない.今回のような中流部の河川氾濫の場合,上 下流バランスを考慮しながら様々な治水対策を行ってい く必要がある.したがって,本研究では上記3項目の洪水 に与えた影響を荒川と入間川の支川に与えた影響という



図-1 歴史的治水施設群(横堤群)と現代的治水施設群(荒川第 一調節池, 荒川上流四ダム群)の概要

同じ視点で、相互比較することとする.

2. 解析方法

(1) 解析モデルと境界条件

令和元年東日本台風の出水において歴史的治水施設群 (横堤群),現代的治水施設群(荒川第一調節池,上流四 ダム群)および支川群の破堤氾濫が荒川本川水位に与えた 影響を検討し,相互比較する(位置を図-1に示す)ため, 本研究では平面二次元数値解析を用いる.本解析モデルに おいてモデル化した河川,境界条件設定位置,計算領域, 今次台風での決壊箇所(B1-B7)等の概要を図-2に示す.荒 川本川の上流は植松橋観測所から、下流は東京湾までを支 川群を含めて 50 mメッシュで解析している.入間川流域 はさらに詳細な計算を行うため、10 mメッシュで、樹木の 鉛直構造を考慮している(図-2の詳細領域).詳細領域の 境界には大領域で計算された流量を時々刻々与え、詳細領 域内部で計算された水位や流量は大領域に時々刻々与え る、2way ネスティングモデルとなっている²⁰.

a) 支配方程式

流れの基礎方程式は、河道内樹木の抗力項を除き、田中 ら⁵と同様とした.河道内植生の抵抗の与え方については、 五十嵐・田中²と同様とした.ただし、境界条件の位置と 与え方は氾濫状況や実績値の取得位置で少し変更してい る.連続式(1)および x 方向、y 方向それぞれの運動方程 式 (2)、(3)を以下に示す.

$$\begin{split} \theta \frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial Q_x}{\partial x} + \frac{\partial Q_y}{\partial y} &= 0 \end{split} (1) \\ \frac{\partial Q_x}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{Q_x^2}{\theta h} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{Q_x Q_y}{\theta h} \right) \\ &+ \theta g h \frac{\partial \eta}{\partial x} + \theta \frac{\tau_{bx}}{\rho} + \theta \frac{f_x}{\rho} = 0 \end{aligned} (2) \\ \frac{\partial Q_y}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{Q_x Q_y}{\theta h} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{Q_y^2}{\theta h} \right) \\ &+ \theta g h \frac{\partial \eta}{\partial y} + \theta \frac{\tau_{by}}{\rho} + \theta \frac{f_y}{\rho} = 0 \end{aligned} (3)$$

ここに、*t*:時間(s), *h*:全水深(m), η :水位(m), θ :水 深平均の空隙率(グリッドサイズより小さな支川に使用⁵), ρ :水の密度(kg/m³), Q_x , Q_y : それぞれ*x*方向, *y*方向の 線流量(m²/s) ($Q_x = \theta h V_x$, $Q_y = \theta h V_y$: V_x , V_y : それぞ れ*x*方向, *y*方向の水深平均流速(m/s)), *g*:重力加速度 (m/s²), τ_{bx} , τ_{by} : それぞれ*x*方向, *y*方向の底面せん断 力(N/m²), f_x , f_y : それぞれ*x*方向, *y*方向の単位面積あ たりの樹木による抗力(N/m²)であり,式(4),式(5)で定義 する.

$$(\tau_{bx}, \tau_{bx}) = (Q_x, Q_y) \times \frac{\rho g n^2}{\theta^2 h^{7/3}} \sqrt{Q_x^2 + Q_y^2}$$
(4)

$$(f_x, f_y) = (V_x, V_y) \times \frac{1}{2} m \rho C_{d-ref} d_{BH} \sqrt{V_x^2 + V_y^2} \\ \times \int_0^h \frac{d(z)}{d_{BH}} \frac{C_d(z)}{C_{d-ref}} dz$$
(5)

ここに、m:単位面積あたりの樹木密度(本/m²)、 $C_d(z)$: 高さzにおける抗力係数、 C_{d-ref} :主幹を円柱と仮定した 場合の抗力係数(本研究では1とした)、 d_{BH} :河床からの 高さ1.2 mの位置における主幹幅(m)、d(z):幹・枝の 高さzにおける幹・枝幅の総和、n:河床の粗度係数(m^{-1/3}s) である.

地盤高は計算領域全域において5 mメッシュのLPデー タを50 m, 10 mメッシュに平均化処理を行い作成した. 河川の低水路は横断面図をもとに,平均河床高まで掘り下 げた.堤防高は,特にメッシュサイズが50 mの大領域で



図-2 解析範囲の概要および令和元年東日本台風における堤防 決壊箇所



は、5 mメッシュのLP データから平均化して地盤高を作成する際に、実際の堤防高よりも小さくなってしまう. そのため、堤防高はLP データの平均値ではなく最大値を用いた. 天端幅が5 mより小さい堤防では、5 mメッシュのLP データでも、堤防高が実際よりも低くなる場合がある. そのため、荒川上流河川事務所から提供いただいた現況堤 防高と比較し,修正した.また,現況の堤防を再現するために,地盤高での再現ではメッシュサイズの堤防幅になること,越流計算の精度が悪いこと,決壊した際の処理が困難であることより,グリッドの境界に壁(阻害線)⁵を設けることで堤防を再現した.

堤内地の粗度係数は、国土地理院の細密数値情報(10 m メッシュ土地利用)を参考に土地利用分類ごとの粗度係数 を使用した.堤外地の粗度係数について、詳細は後述する が、荒川上流河川事務所提供のデータを使用した.

b) 流量ハイドログラフと水位ハイドログラフ

本解析では、今次台風の洪水氾濫計算をするため、上流 端の境界条件として、図-3 に示すような流量ハイドログ ラフと水位ハイドログラフを作成し、与えている.以下に、 今次台風の流量ハイドログラフと水位ハイドログラフの 設定方法について示す.

図-2 に示す越辺川(入西),高麗川(坂戸),小畔川(八 幡橋)については、水位の実測データが存在するため、水 位の実測データを H-Q 式により流量に換算した値を用い た.ここで、H-Q 式は令和1年10月出水前の河道断面図、

流量観測値,堤防満杯流量(計算値)等により作成された もので,計画規模の洪水にも対応できるよう,堤防天端高 +50 cm が適用範囲となっているが,流量は今後検証が必 要な速報値である.

入間川(小ヶ谷)は2019年10月13日1:00までは水位の実測データが存在しており、当該地点におけるピーク流量まで観測されている。そのため、13日1:00までは水位の実測データとH-Q式から流量に換算した値を用い、欠測後は荒川の貯留関数モデル⁶⁰により求めた流量ハイドログラフを与えた。

その他の地点においては、上述した荒川の貯留関数モデ ル⁶により求めた流量ハイドログラフを用いた.本解析に おける都幾川上流の境界は、都幾川の上流端は唐子橋より もさらに5-6 km程度上流側(槻川と都幾川の合流後)で あるため、五十嵐・田中²⁰と同様に唐子橋の流量ハイドロ を1時間前倒しで与えた.これにより、計算の結果出力さ れた唐子橋における流量ピーク時刻が、唐子橋の流量ハイ ドログラフとほぼ一致することを確認した.

荒川(植松橋)については、荒川上流の合角ダム・浦山 ダム・二瀬ダム・滝沢ダムが有る場合(現況)と無い場合 の2ケースについて、貯留関数法により流量ハイドロを求 め、H-Q式から水位ハイドロも計算し、用いた。

水位ハイドログラフについては、観測所における実測デ ータが存在する場合は、実測データを使用した.実測デー タが存在しない場合や、実測データの計測位置と上流端境 界の位置が大きく異なる場合(市野川)については、流量 ハイドロデータ、川幅、河床勾配より等流水深を時々刻々 計算し、水位ハイドログラフを作成した.

表-1 解析ケース一覧

			_	
Case	堤防越水 ・決壊	荒川の横堤群	上流 四ダム群	荒川第一調節池 の囲繞堤
T19	あり	全てあり	あり	あり
NOF	なし	全てあり	あり	あり
NY1	あり	全てなし	あり	あり
NY2	あり	荒川44.8KPより下流はなし	あり	あり
NY3	あり	荒川44.8KPより上流はなし	あり	あり
ND	あり	全てあり	なし	あり
NAP	あり	全てあり	あり	なし



(b) 図-4 解析最大水位と令和元年東日本台風の痕跡高の比較((a): 都幾川右岸,(b):越辺川右岸)

距離標 (KP)

越辺川右岸

(2) 解析ケース

本研究における解析ケースを表-1に示す.

本解析精度の検証のため、今次台風(台風 19 号)の氾 濫を再現した解析が Case T19 である. 今次台風における 入間川流域の堤防決壊・氾濫の影響を検討するための解析 が Case NOF である. 荒川の横堤群の影響を検討するため の解析が Case NY1, NY2, NY3 である. Case NY1 は荒川本 川全ての横堤がないケース, Case NY2 は荒川と入間川が 合流する荒川 44.8KP より下流の横堤がないケース, Case NY3 は荒川 44.8KP より上流の横堤がないケース, Case NY3 は荒川 44.8KP より上流の横堤がないケース, Case NAP 荒川第一調節池の影響を検討するための解析が Case ND, 荒川第一調節池の影響を検討するための解析が Case NAP である. Case NAP は, 荒川第一調節池の囲繞堤, 越流堤の 高さを0 として解析している. また, さくらそう水門や排 水門も無い状態の解析である.

Case NOF を除くケースでは、五十嵐・田中²⁰を参考に各 決壊地点の決壊幅や決壊時刻、決壊にかかる時間を設定し た. 図-2 に示す B1 地点は 10 月 13 日午前 0 時, B2, B5, B6 地点は 10 月 12 日午後 11 時, B3 地点は 10 月 13 日午前 3 時を決壊開始時刻とし、決壊にかかる時間は 3 時間とし た. 決壊幅については五十嵐・田中²⁰と同様である.

3. 河道内痕跡と氾濫量の再現解析

図-4(a)、(b)にそれぞれ都幾川右岸,越辺川右岸の解析 最大水位と今次台風の痕跡高の比較を示す.図-4(a)より、 都幾川右岸では 0.4KP, 0.6KP, 4.0KP を除くと、本解析に よる最大水位は非常に精度が高い. 0.4KP, 0.6KP は堤防 決壊地点 B2 付近であり、越流の痕跡が見られた範囲内で ある".この付近の河道内では植生が繁茂しており、今次 台風後の現地調査では、浮遊物(流出した植生など)が河 道内植生に捕捉されている状況も観察された. 浮遊物の捕 捉により局所的に水位が上昇した可能性がある、本解析で は浮遊物の捕捉をモデル化していないため,解析最大水位 と痕跡高に差が生じたと考えられる. 4.0KP の右岸は霞堤 の開口部に位置している. 左岸の痕跡高は25.776m であり, 右岸の痕跡高23.646mと大きく異なる.また、当該地点周 辺には旧河道跡もあり、複雑な流れ、水面形になったこと が予想される. そのため, Case T19の右岸 4.0KP の解析 最大水位(24.8m)と痕跡高に大きな差が生じたと考えられ る.

図-4(b)より,越辺川右岸もほとんどの区間で解析最大 水位の精度が高い.ただし,特に5.8KP付近では痕跡高に 比べて解析最大水位が高い.5.6-5.8KPには中山用水堰が あり,低水路に縦断的な凹凸が存在する.本解析は静水圧 近似の解析であるため,堰下流の水深は大きくなる傾向が ある.そのため,堰周辺の水位が高くなった可能性がある.

図-5(a), (b)に、それぞれ今次台風の推定氾濫量(痕跡 水深等を用いてレベル湛水法を用いて算出した氾濫量)と 本解析の氾濫量を示す.都幾川上流の霞堤群や都幾川左岸 の解析氾濫量(169万㎡)は今次台風の推定氾濫量(176万 ㎡)と近い値になっている.都幾川・越辺川合流部の氾濫 量は推定氾濫量よりも解析の氾濫量が多くなっている.こ れは、河道内の解析最大水位が痕跡よりも高いことが第一 の要因として考えられる.しかし、堤防調査委員会[®]によ ると、当該地点の越流水深は少なくとも90cm以上とされ ている.これを参考にすると、本解析の最大水位は妥当で ある.第二の要因として考えられるのは、堤防決壊にかか る時刻が本解析で設定した3時間よりも実際は長かった ということである.当該地点の氾濫は貯留型の氾濫であり、 堤内地側の水位が上昇しやすい傾向にある.堤内地側の水



図-5 令和元年東日本台風の推定氾濫量(a)と本解析の氾濫量 (b)の比較

位が高いとウォータークッション効果により堤体の侵食 が遅くなることが知られるが、本解析ではその影響を考慮 していないため、当該地点の解析氾濫量が大きくなった可 能性がある.

葛川の内水氾濫は本解析ではモデル化していないため, 氾濫量が0となっている.一方,飯盛川と大谷川は内水氾 濫およびポンプ排水をモデル化している.大谷川の内水氾 濫は決壊地点 B1の付近であるため,越辺川の氾濫量と分 離することはできない.飯盛川については、本解析でも今 次台風と同様に、外水氾濫ではなく、内水氾濫(約142万 m³)が再現された. 越辺川の解析氾濫量は推定氾濫量に比べると小さいが, 図-5(a)と(b)で堤内地の水深を比較すると概ね良い精度 で再現解析されているといえる.

4. 支川氾濫の有無が下流河川の水位に与えた影響

入間川流域の支川群の氾濫の有無が下流河川の水位に 与えた影響を検討するため、Case NOF と Case T19 を比較 する.図-6は、Case NOF の解析最大水位と Case T19 の解 析最大水位の差を示す.水位差が負または正の範囲は、支 川氾濫が生じなかった場合に水位がそれぞれ低下または 上昇することを意味する.Case NOF では、支川群の堤防越 水・決壊が生じないため、今次台風で氾濫が生じた堤内地 では、水位差が負の値をとっている.河道内の水位を見て みると、支川の氾濫が生じなかった場合、特に都幾川・越 辺川合流部付近では 0.4m 以上も河道内の水位が上昇する. 越辺川・小畔川・入間川の三川合流後の河道内水位は 0.2-0.3m 程度上昇し、荒川本川 44.8KP(入間川合流点)より 下流では 0.1m-0.2m 程度河川水位が上昇する.また、荒川 本川 44.8KP より上流でも背水影響により、0.1m 未満の水 位上昇が見られた.

5. 歴史的治水構造物(横堤群)の有無が下流河川の 水位に与えた影響

荒川本川には,吉見町糠田橋付近から戸田市笹目橋付近 の約35キロの区間に27個の横堤が築造され,現在でも25 個の横堤が存在している³. Case NY1は25個の横堤のう ち,荒川第一調節池の囲繞堤内部に存在する4個以外の横 堤を無くした解析である.

図-7(a), (b)にそれぞれ Case T19 と Case NY1 の吉見周 辺の解析最大水位を示す. 横堤が存在する Case T19では, 横堤の上流側で水位が堰上がり,低水路付近の水面勾配が 急勾配になっている.一方,横堤が存在しない Case NY1 では,河川の横断方向で最大水位はほとんど一様になって いる.図-7(a)と(b)を比較すると,横堤上流側については Case T19 の方が最大水位は高くなっている.一方,下流側 では,横堤により流れが遮蔽されるため,一部の範囲(図 -7 の赤い破線内)で Case T19 の方が最大水位は低くなっ ている.

図-8(a), (b), (c) に, それぞれ Case NY1, Case NY2, Case NY3 の解析最大水位と Case T19 の解析最大水位の差 を示す.

図-8(a)より,狭窄部下流で川幅が拡幅する地点の横堤の上流側(図-8(a)のP1,P2)で水位の堰上げ効果が特に大きく,横堤の上流側で最大水位が0.9m-1.2m上昇している.P2地点の横堤の下流においても上流側に比べると最









図-7 吉見周辺の解析最大水位((a): Case T19, (b): Case NY1)



図-8 横堤群の有無による解析最大水位の差((a): すべて無し(Case NY1-Case T19), (b): 44.8KP より下流無し(Case NY2-Case T19), (c): 44.8KP より上流無し(Case NY3-Case T19)

大水位が低くなっているものの,水位差は正の値になっ ていない.これは、P2の横堤の下流側であっても、P2よ り下流の横堤群の影響で、Case T19の最大水位は Case NY1の最大水位より高いためである.Case NY1では、荒 川第一調節池の周辺では水位差が正になっている.すな わち、横堤群が存在しない場合(Case NY1)、荒川下流(荒 川第一調節池周辺)では最大水位が 0.01-0.3m 程度上昇 することを意味する.

図-8(b), (c) に示すように、一部区間の横堤群のみが存 在しない Case NY2, Case NY3 についても、横堤が存在し ないと荒川上流で水位が低下し、荒川下流で水位が上昇 するという傾向は同様であった.ただし、水位が低下する 区間(または水位が上昇する区間)が各ケースで異なっ た.Case NY2 は 44.8KP より下流の横堤群のみが存在し ないため、水位が低下する区間が荒川第一調節池の越流 堤部分にまで及んだ.そのため、荒川第一調節池内部の最 大水位も低下した.一方、Case NY3 は 44.8KP より下流で は最大水位が上昇する区間であった.そのため、荒川本川 の 44.8KP より上流の横堤群が存在しない影響が、背水に より入間川にまで及んだ.

現代的治水構造物(荒川第一調節池,上流四ダム 群)の有無が下流河川の水位に与えた影響と支川氾 濫の比較

図-9(a)に上流四ダムが存在しない場合(Case ND)の最 大水位とCase T19の最大水位の差を示す.これより,四 ダムが存在しない場合,荒川本川ではほとんどの区間で 0.4m以上も最大水位が上昇することを示している.特に, 吉見の狭窄部や荒川第一調節池周辺では,0.6m以上も最 大水位が上昇している.荒川本川の水位が上昇すること





図-9 解析最大水位の差(a): ダムの有無(Case ND-Case T19), (b):荒川第一調節池の有無(Case NAP-Case T19)

により,市野川や越辺川の水位も上昇するため,長楽堤 やB1地点の氾濫域の最大水位も増加している.都幾川・ 越辺川合流部付近の河川内の最大水位は0.01m以内の上 昇であるが,B2地点の氾濫域の最大水位が増加している. 荒川第一調節池の囲繞堤や越流堤が存在しないCase NAP では,荒川第一調節池より上流の最大水位は低下する傾 向が見られた.特に,荒川第一調節池内部では約1.3mも 水位が低下した.一方,荒川第一調節池内部では約1.3mも 水位が低下した.一方,荒川第一調節池しり下流では,荒 川第一調節池が無かった場合,多くの区間で0.2m-0.3m程 度最大水位が上昇し,差が大きい地点では0.5m以上も最 大水位が上昇した.

本研究で示した治水構造物や河川氾濫影響の相互比較 により、上流四ダムが下流河川全体に及ぼしている水位 低下分程度を、荒川第一調節池と横堤群が主として埼玉 県区間において堰上げて、荒川第一調節池下流側の荒川 下流部の水位低下に貢献しているという構造が、定量的 な値とともにあらためて明らかになった. 支川群の氾濫 も上流四ダムほどではないものの、ダムが有る場合と類 似の効果をもっていることが明らかになった. 入間川支 川群と市野川の流域には河川合流点を中心に、国土交通 省で2か所,埼玉県で4カ所の遊水池の整備が計画され ている. 荒川本川へ負担をかけない, 上下流バランスを考 慮した適切な計画であることが、あらためて理解できる. また,現在計画されている荒川第二,第三調節池は,今回 示した水位上昇区間と下降区間の傾向をさらに上流側・ 支川側へシフトさせる可能性がある. その影響を明らか にすることは今後の課題としたい.

6. おわりに

令和元年東日本台風で支川群において堤防決壊が生じ た荒川流域において、1)支川氾濫の有無、2)歴史的構造物 である横堤群の河道内貯留の有無、3)上流の四ダム群に よる洪水調節の有無、が下流河川の水位に与えた影響の 相互比較を行った.その結果、上流四ダムの貯留や支川群 氾濫は、定量的な値は異なるものの、下流河川全川に対し ての水位低下効果を発揮するのに対し、横堤群や荒川第 一調節池は上流側をせき上げ、下流側の水位を下げると いう特徴を有していた.しかし、横堤周辺や狭窄部下流側 を除けば、水位上昇量はおおむね四ダムの水位低下効果 の範囲内であった.支川群の改修計画に遊水池群が位置 づけられており、中流部の河川氾濫において、上下流バラ ンスを考慮した計画としての遊水池の必要性があらため て浮き彫りとなった.

謝辞:本研究の一部に国土交通省技術開発助成制度・地域課題分野(河川)を使用した.国土交通省関東地方整備局から河川横断

図や痕跡データ等を提供いただいた.記して謝意を表します.

参考文献

- 関東地方整備局:第2回荒川水系越辺川・都幾川堤防調査 委員会,2020.11.17 (https://www.ktr.mlit.go.jp/ktr_ content/content/000761669.pdf).
- 五十嵐善哉,田中規夫.都幾川上流および都幾川・越辺川 合流部の堤防決壊時刻が堤内地氾濫量に与えた影響.土木 学会論文集 B1 (水工学),第76巻,1号,pp.284-294, 2020.
- 国土交通省荒川上流河川事務所,洪水を受けとめる横堤 (https://www.ktr.mlit.go.jp/ktr_content/content/000 670316.pdf).
- 竹村吉晴,福岡捷二,吉井拓也.広大な高水敷と横堤群を有 する荒川中流部の洪水調節機能に関する研究,土木学会論 文集 B1 (水工学),第74巻,4号,pp. I_1387-I_1392, 2018.
- 5) 田中規夫,五十嵐善哉,伏見健吾:荒川中流域の潜在的氾濫 リスクと現存する江戸時代の旧堤防群が果たす減災効果, 土木学会論文集B1(水工学),第74巻,4号,pp.I_1393-I_1398,2018.
- 国土交通省関東地方整備局:荒川の流出計算モデルについ て、2015.12.24. (URL: https://www.ktr.mlit.go.jp/kt r_content/content/000638163.pdf)
- 7) 田中規夫,五十嵐善哉,海野瀬綾乃,荒川水系越辺川・都幾 川・新江川における破堤・氾濫状況の解析,令和元年台風 19 号豪雨災害調査団報告書,pp.231-244,2020.
- 国土交通省,荒川水系越辺川・都幾川堤防調査委員会報告 書(https://www.ktr.mlit.go.jp/ktr_content/content/00 0784445.pdf), 2020.

(2021. 10. 29 受付)